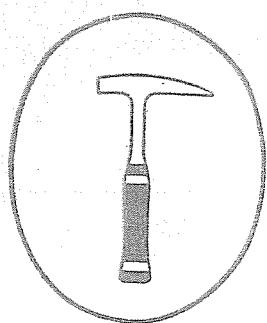


JEOLoji MÜHENDİSLİĞİ



**EKİM
1977**

sahibi ve sorumlu yönetmeni

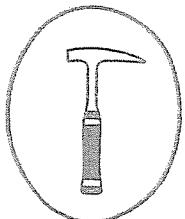
Ruhi Yetiş

yayın kurulu

Selçuk Bayraktar
Kaler Sümerman
Erhan Sakalhoğlu
Haydar İlker
Ersin Önsel

JEOLOJİ MÜHENDİSLİĞİ

tmmob jeoloji mühendisleri odası yayın organı



SAYI: 3

EKİM 1977

yönetim yeri

Konur Sokak 4/3
Kızılay - Ankara

yazışma adresi

PK: 507, Kızılay - Ankara

Okurlarımıza

3

Türkiye'de tuz sorunu

ALİ UYGUN

5

Lüjyon basıncı su deneylerinin yorumlanması özgii bir örnek;
Fırat - Gölköy bentyeri deneme enjeksiyonu

8

YILMAZ GÜNAY

abone koşulları

Dergi fiyatı 50 TL.
Öğrencilere 25 TL.
Yıllık abone 150 TL.
Üyelere ücretsiz dağıtılr.

Balya madeni civarının jeolojisi

ZEKİ AKYOL

19

Aliüyyonda bulamaç hendeği (slurry trench) yöntemiyle sızdırmazlık
perdesi yapımı ve Aslantaş barajındaki uygulaması

28

TALİP KARAOĞULLARINDAN
NURİ ÖZGÜZEL
NAMIK AKCANBAS

ilân tarifesi

Arka dış kapak 3000 TL.
Ön iç kapak 2500 TL.
Arka iç kapak 2000 TL.
İç tam sayfa 1500 TL.
İç yarımlı sayfa 1000 TL.

Vektör diyagramı

ÜKKAŞ AĞAR

36

TMMOB
Jeoloji Mühendisleri Odası
Yönetim Kurulu

Baskan Ruhi Yetis
2. Başkan Bülent Kiper
Sekreter Üye Hasan Özaslan
Sayman Üye Kadir Dirik
Üye Talia Yaşar
Üye Yavuz Hakyemez
Üye Zikrullah Kırmızı

TMMOB
Jeoloji Mühendisleri Odası
(JMO)

6235 (7303) sayılı Türk Mühendis ve Mimar Odaları Birliği (TMMOB) Yasasına göre 18 Mayıs 1974 yılında kurulan TMMOB Jeoloji Mühendisleri Odası, mühendislik ünvanına sahip ve Jeoloji mesleği ile ilgili bütün uygulamaları yapmaya yasal olarak yetkili bulunan tüm Jeoloji Mühendislerinin tek yasal meslek örgütü olup T.C. Anayasası'nın 122. maddesinde belirtildiği üzere kamu kurumu niteliğinde bir meslek kuruluşudur.

Yeraltı ve yerüstü doğal kaynaklarımızın türkemiz ve halkınımızın çıkarları doğrultusunda değerlendirilmesine katkıda bulunmak,

Maden Jeolojisi, Petrol Jeolojisi, Mühendislik Jeolojisi, Denizaltı Jeolojisi, Hidrojeoloji, Kentleşme ve çeşitli mühendislik hizmetlerinde mesleğin etkinleştirilmesine ve üyelerinin yetki ve sorumluluklarının saptanması ve geliştirilmesi yönünde çalışmalar yapmak,

Jeoloji Mühendisliği Eğitiminin gelişmesine katkıda bulunmak, bireylerin sağlanması görevini üstlenmek,

Mesleğin gelişmesi ve tanıtılması ile ilgili teknik kongre, seminer, simpozyum, konferans ve sergiler düzenlemek, Jeoloji Mühendislerinin ekonomik - demokratik haklarını savunmak amacıyla çalışmalar yapmaktadır.

Kaya kütiesinin davranışını önceden saptamak için geliştirilen jeomekanik sınıflama sistemi

45

Z. T. BIENIAWSKI

Ceviren: GÜNGÖR UNAY

Bent temellerinde etkin (active) faylar

50

J. L. SHURARD

L. S. CLUFF

C. R. ALLEN

Ceviren: MUSTAFA AKINCI

Okurlarımıza

Ekim 1977 ayının en sürpriz haberlerinden biri kuşkusuz Misir'dan ithal edilen 150,000 ton tuz ile ilgili olamıydı. Yüzyesel olarak bu durum şaşırtıcı gibi görünse de, sorunun öziine inildiğinde yanlış tuz politikasının doğal bir ürünü olduğu gözlenir.

Geniş bir kullanım alan olan tuz, deniz, göl, kaya ve kaynak tuzlalarında üretilmektedir. Kullanım alanları başta kimya sanayii olmak üzere, insan gıdası, hayvan gıdası, dericilik, zeytinyılık, konservecilik, demir-çelik, tekstil, karayolları vb. içermektedir. Ülkemiz çok zengin tuz rezervlerine sahip olmasına karşın, yıllık gereksinmenin %20 si ithal edilmektedir.

Dişa bağımlı çarlık sanayileşmenin sonucu olarak, kazancı az, riski bol, yatırımı fazla olan sektörlerle el atan kamu kuruluşları özel sektörde ucuz ara malı ve girdi üretmektedir. Bunun örnekleri, Bakır, Aliminyum ve Demir-Çelik sanayilerinde açıkça görülmektedir. Tuz üretiminde de farklı bir durum yoktur. Ham tuzun tümüne yakın bir bölümünü üreten Tekel, 15 kr/kg gibi düşük bir fiyatla tuzu özel kuruluşlara ve tüccarlara devretmekte, bir-iki basit işlemden geçirilen tuz 30-40 kat fazla bir fiyatla tüketiciye ulaştırılmaktadır. İyi arıtılmamış bu tuzların bir kısmı halkın sağlığını ciddi şekilde tehdit etmektedir.

Tuz rezervlerimiz tam ve kesin olarak saptanmış değildir ancak gereksinmemizi rahatlıkla karşılaşacak düzeyde olduğu da bir gerçekdir. Tuz üretimindeki açığa neden olan bir etken çarlık sanayileşmenin düzensiz tuz istemidir. Bu nedenle üretim-tüketicim dengesi kurulamamaktadır. Ayrıca tuzlarda üretime çok ilkelidir, Osmanlı İmparatorluğu döneminde uygulanan yöntemler kullanılmaktadır. Çağdaş teknolojinin uygulanmasıyla hem bol, hem de ucuz tuz elde edilebilir. Bu gerçekler ortarda iken sorunu salt meteorolojik koşullara bağlamamız olanaksızdır.

Sorunun çözümü için, 3078 sayılı Yasa giünün koşullarına göre değiştirilerek, tuzun yalnız üretimi değil dağıtım ve denetimi de Tekel'e bırakılmıştır. Ayrıca ülkemizdeki tuz kaynaklarının dağılımına göre yurt içi dağıtımlı gerçekçi olarak düzenlenmeli, her ilin en yakın tuzlarından tuz alması sağlanmalıdır. Bu tedbir sayesinde hem ulaşım giderleri asgariye indirilmiş hem de tüketicinin tuz ihtiyacının karşılanmasımdaki pürüzler ortadan kaldırılmış olacaktır.

Tuzun, Tekel tarafından doğrudan tüketiciye ulaştırılması bir avuç vurguncu, aracı ve karaborsacının haksız kazançlarını ortadan kaldırırmaya yönelik bir tedbir olacaktır. Bu önlemlere temel olması bakımından tuz üretiminde çağdaş teknolojinin uygulanması, tuz yan ürünleri sanayisinin kurulması ve tuz politikasının halkın varoruna ve ülke gerçeklerine göre düzenlenmesi gerekmektedir.

Saygılarımla.

JEOLOJİ MÜHENDİSLİĞİ



TÜRKİYE'DE TUZ SORUNU

ALİ UYGUN *Maden Teknik ve Arama Enstitüsü, Ankara*

GİRİŞ

Şubat ayından bu yana gazete sütunlarında bu yıl tuz ithal edileceği konusunda gelişen haberler Mısır'dan 150 bin ton tuz ithal edilmesiyle gerçeklik kazanmıştır. Öte yandan tuz aramalarına önem verileceği ilk kez 1977 yılında hükümet programlarına kadar girmiştir. Mart ayında dünya tuz fiyatlarında görülen yükselme sonucu ton başına İngiltere'de kaya tuzu 10, Almanya'da vakum tuzu 36,50 Sterlin'e ulaşmıştır (Industrial Minerals, Nisan 1977). Bu durumda Türkiye'nin döviz yönünden darboğazlar çektiği şu dönemlerde taşıma ücreti de göz önüne alındığında 100 milyon TL nin üzerinde bir ithal yapılabacağı ortadadır. Zengin tuz yataklarına sahip bir ülke olan Türkiye'nin yıllar sonra tuz ithal etme durumuna gelmesinin nedenleri ile buna karşı kısa ve uzun vadede alınabilecek önlemler bu yazda açıklamaya çalışılacaktır.

TÜRKİYE'DE TUZ ÜRETİMİ

23.12.1936 tarih ve 3078 nolu yasa ile Türkiye'de tuz üretimi TEKEL'e verilmiştir. 1975 yılında ise 5881 ve 1318 sayılı yasalarla değişik 1. maddeye dayanılarak gerçek ve tüzel kişilere ihraç etmek ve kimyasal maddelerin üretiminde kullanmak koşuluyla tuzla işletme hakkı sağlanmıştır. TEKEL hâlen 4 ayrı kaynaktan tuz üretmektedir. DİE'nin geçici verilerine göre 1975 yılında üretimin kaynaklara dağılışı şöyledir:

Deniz tuzları (Çamaltı - İzmir)	421,638 t
Göl tuzları (Tuz Gölü - Yavşan - Kaldırım - Kayacık)	168,007 t
Kaya tuzları (Çankırı - Gülşehir - Tepesidelik - Kağızman - Tuzluca)	44,813 t
Kaynak tuzları (39 muhtelif tuzla)	44,409 t
Toplam	678,948 t

Buna karşılık 1976 yılı üretimi toplam 575.717 ton olmuştur.

Öte yandan Mersin'de kurulan bir özel şirket soda üretiminde kullanılmak üzere yeraltından yılda 280,000 ton dolayında tuz üretmektedir. 1975 yılında dünya tuz üretimi 150 - 160 milyon ton dolayındadır ve Türkiye'nin payı %1'in dahi altındadır.

Türkiye'de tuz üretimi oldukça basit teknoloji ile gerçekleştirilmektedir. Çamaltı'nda üretilen tuz denizden çekilen suyun havuzlarda buharlaştırılması ile kazanılmaktadır. Bu tuzlada yapılan yeni yatırımlarla üretimin 1980 de 1 milyon ton/yılın üzerine çıkarılması planlanmıştır. Tuz gölü'nden yapılan üretim yazın buharlaşan göl suyunun oluşturduğu kabuğun kazanmasıyla gerçekleştirilir. Gölün batısında kıyıda yapılmış toplam 1.200.000 m² alanındaki havuzda ise 1977 yılında üretme geçilmiştir. Bunlardan yılda 200.000 ton dolayında bir tuz üretimi yapılabilecektir. Bununla birlikte golden yapılan üretim iklim koşullarından fazlasıyla etkilenmektedir.

Kaynak tuzları tuzlu kaynak sularının yaz aylarında havuzlarda buharlaştırılması yöntemiyle çalışan küçük ve verimsiz işletmelerdir. Kaya tuzları ise hâlen çok demode yöntemlerle yeraltı maden işletmesi olarak çalışmaktadır. Bunlar personel ve malzeme yönünden çok yetersiz durumdadırlar.

TEKEL ayrıca İzmir'de sofra ve mutfak tuzu üretmektedir. Sereflikochisar'da yılda 30.000 ton rafine tuz üretecek bir tesis ihaleye çıkarılmıştır. Biri İzmir diğeri Aksaray (Niğde) de kurulu iki özel firma ise yılda 80.000 ton dolayında rafine ve iyotlu tuz elde etmektedirler. Ayrıca Cihanbeyli, Kulu ve Sereflikochisar'da göl tuzunu yıkayıp öğüterek satan küçük işletmeler mevcuttur.

M.T.A. Enstitüsü TEKEL'in başvurusu üzerine 1976 yılında Tuz Gölü ve havzasının tuz potansiyeli ve yeni üretim yöntemleri yönünden araştırmasına başlamıştır. Ayrıca 1977 yılında Gülşehir, Çankırı ve Sekili (Yozgat) kaya tuzlarının rezerv etüdlerine geçilmiştir.

Bilindiği gibi tuz artık klâsik besin maddesi niteligiini yitirmektedir. Dünyada tuz kimya sa-

nayıının vazgeçilmez temel ürünüdür. A.B.D. de yaklaşık 14.000 kimyevi maddede tuz türevlerinin kullanıldığı saptanmıştır. Kullanım yerleri açısından tuz %67 ile kimya sanayii, %5 ile besin sanayii ve hayvancılık, %15 ile karayolları tuz denetimi, %3 ile sofra tuzu ve %10 ile diğer endüstri kollarına dağılmaktadır.

Türkiye'deki başlıca kullanım alanları ise insan ve hayvan gıdası, dericilik zeytincilik, konservecilik, kara yolları, kimya ve petrokimya sanayii gibi kesimlerdedir. Özellikle kimya sanayiinde tuz gereksinimi artış göstermekle birlikte talebin öümüzdeki yıllarda hangi boyutlara ulaşacağı konusunda sağlıklı veriler yoktur. Ayrica Türkiye'de tuzdan türeyen kimyasal bilesikleri üreten bir sanayii olmadığından bu ürünlerin ithalati yüksek boyutlara erişmiş, 1975 yılında 500 milyon Türk lirasını aşmıştır.

Dünya tuz ticaretinde Türkiye'nin pek etkin olduğu söylenemez, 1964 de 167 bin ton ile doğrudan ulaşan ihracat 1967 yılında Süveyş kanalının kapanması ile son bulmuştur. İhracat Japonya'ya yapılmakta idi. Dünyada başlıca itihalçı ülkeler Japonya'nın yanı sıra A.B.D., Belçika, İsveç ve Kanada'dır. Orta Doğu'daki ülkelerin pekçoğu da gereksinimlerini öz kaynaklarından sağladıklarından Türkiye'nin pek fazla ihracat potansiyeline sahip olduğu söylenemez.

TÜRKİYE'NİN TUZ POTANSİYETİ

Dünyada tuzun en önemli kaynağı deniz suyudur. Özellikle Akdeniz gibi yüksek oranda tuzlu bir denize kıyısı olan Türkiye'nin bu alanda geniş bir potansiyeli mevcuttur. Ancak yeni kıyı tuzlarının yapımı oldukça pahalıdır. Buna karşılık Tuz Gölü %30-35 oranında tuz içeren suyu ile çok büyük bir kaynaktır. Gölde teorik olarak yılda 8 cm kalınlığında bir kabuğun oluşturduğu 1200 m² lik tuz bölgesinde 200 milyon ton dolayında bir rezerv mevcuttur. (M.T.A., Tuz Gölü havzası, Ön Çalışma Raporu, 1976). Ancak D.S.İ. tarafından açılan ve Konya ovasının fazla sularını buraya veren kanal gölde suyun çekilisini ve dolayısı ile üretimi güçlendirmektedir. Bu nedenle 1969 yıldan beri göl tümüyle kurulmaktadır.

Kaya tuzları da çok büyük rezervlere sahiptirler. Yılda toplam 45 bin ton tuz üretебi-

len 6 kaya tuzlasının (Çankırı, Gülşehir, Sekilli, Tepesidelik, Kağızman, Tuzluca) rezervleri 270 milyon ton dolayındadır. (M.T.A.. Türkiye tuz envanteri 1977). Öte yandan M.T.A. ve T.P.A.O. nun petrol aramalarında Tuz Gölü havzası, Adana havzası, Erzincan, Sivas'da kalan tuz katman veya domlarına rastlanılmıştır. Dipten Frash yöntemiyle (su sirkülasyonu) bu bölgelerde tuz üretimini gerçekleştirmek güç değildir.

TUZ DAR BOĞAZINI DOĞURAN NEDENLER

Yukarıda belirtildiği gibi yüksek bir tuz potansiyeline sahip olan Türkiye'de tuz dar boğazına girilmesinin çeşitli nedenleri vardır. Başta üretimde plan hedeflerinin gerisinde kalınmış olması gelmektedir. III. Beş Yıllık Plânda 1975 yılında 958 bin ton tuz üretimi planlanmış iken gerçekleşen miktar sadece 679 bin tondur. Çamaltı tuzlasının tevsii gecikmektektir. Tuz Gölünde gerek Konya ovasından gelen kanalın etkisi, gerekse meteorolojik faktörlerin olumsuzluğu (fazla yağış) üretimi düşürmüştür. Bu yıl ise gölde su çekilmesi daha da geciktikinden üretimin 1976 daki gibi düşük olacağı açıktır. Maliyetler üretim azlığı yüzünden artmış, satış fiyatı 15 krş/kg iken maliyet 40-45 hatta 100 krş/kg'a varmıştır.

Basit yöntemlerle çalışan kaya ve kaynak tuzları verimsiz işletmelerdir. Buralarda maliyet çok daha yüksek boyutlara erişmektedir. Ancak Türkiye'de dar boğazı doğuran en önemli neden belkide sanayileşme sürecine giren ülkeye endüstrinin tuz talebinin artmasıdır. Bu faktörün önemizdeki yıllarda gittikçe etkinlik kazanması beklenmelidir.

TUZ SORUNUNA KARŞI ALINABİLECEK ÖNLEMELER

Kısa vadede alınabilecek önlemler azdır ve başta belirtildiği gibi 1977 yılı içinde ithalata gidilmektedir. Büyük olasılıkla 1978 yılı için de de aynı durumla karşıya gelinecektir. İç kaynaklardan özellikle kaya tuzlarında az da olsa üretimi artırıcı önlemlere gidilebilir. Bu işletmelerin başlıca gereksinimleri modern makinadır. Kısa zamanda bunlar sağlanırsa, kaya tuzlarında üretim bir veya iki kat artırılabilir.

Öte yandan bu tuzların ürettiği tuzun yine aynı bölgede tüketilmesi iç piyasadaki dengeyi kurmak açısından sağlanmalıdır.

Tuz sorununa en gerçekçi çözüm uzun vade de alınacak önlemlerle getirilebilecektir. Üretimde büyük artış Tuz Gölü ve havzasından sağlanabilir. Burada göl kenarında havuzlamanın yanı sıra, gölün bir bölümünün doğal havuz haline getirilmesi, başta düşünülmüş gereken yöntemlerdir.

Kaya tuzlarından Çankırı ve Tuzluca'da yüksek düzeyde üretime geçirilmesi TEKEL'ce planlanmıştır. Diğer tuzlarda da gerekirse açık işletmeye de geçirilerek üretim artırılabilir. Buna karşılık hem az tuz ıreten, hemde yüksek maliyete ulaşan kaynak tuzlarının verimsizleri kapatılmalıdır. Çeşitli sanayii kuruluşlarının gereksinimine göre belirli yörelerde dipten tuz üretimi gerçekleştirilebilir.

Burada üzerinde durulması gereklili bir konuda tuz yan ürünleridir. Özellikle Çamaltı tuzlasında denize dökülen artıklarla, yaz sonunda Tuz Gölü'nde buharlaşip yoğunlaşan göl suyu zengin miktarda Mg, K, Br, Li gibi elementlerin tuzlarını içermektedirler. Bu türden kimyasal maddelerin çoğu ülkeye ithalat yoluyla sağlanmaktadır. Ayrıca Türkiye'de doğal olarak soda, sodyum sülfat gibi tuzlara sahip göller de mevcuttur. Bu doğal kaynaklardan yararlanması mutlaka gereklidir.

Uzun vadede üzerinde durulabilecek bir konuda TEKEL'in yerine kimya sanayisinin temel gereksinimlerini karşılayacak yeni bir üretici kuruluşudur. İleride çabalecek sorunları çözmek için ilgili devlet kuruluşları ve endüstri kolilerinin kısa zamanda tuz konusuna eğilmeleri yararlı olacaktır. Ayrıca alınacak önlemlerin, yeni bir üretici kuruluşun gerekliliği ve bu konularla ilgili yasal sorunlar şimdiden tartışılmaya açılmalıdır.

DEĞİNİLEN BELGELER

Industrial Minerals, April 1977, European salt-2. Consumption and Trade, s. 33-37.

M.T.A. Enstitüsü, 1976, Tuz Gölü Havzası etüd ve ara- maları fizibilite araştırması, Cilt I: Ön Çalışma Ra- poru, yayınlanmamış.

M.T.A. Enstitüsü, 1977, Türkiye Tuz Envanteri, No. 164, 78 s., ANKARA.

LÜJJON BASINÇLI SU DENEYLERİNİN YORUMLANMASINA ÖZGÜ BİR ÖRNEK:

Fırat-Gölköy Bent Yeri Deneme Enjeksiyonu

YILMAZ GÜNAY

E.I.E.I. Genel Müdürlüğü, Ankara

ÖZ: A. C. Houlsby'nin önerdiği yöntem bent yerindeki deneme enjeksiyonu çalışmalarını değerlendirmek için kullanılmakta olup artan ve eksilen basınçlarda yapılan beş deneyin herbiri için lüjjon değerinin hesaplanması, yorumlanması ve temsili lüjjon değerinin seçimini kapsamaktadır. Bu yazında, Fırat-Gölköy bent yerindeki deneme enjeksiyonu için yapılan basınçlı su deneyleri Houlsby'nin önerdiği biçimde değerlendirilerek lüjjon değerleri hesaplanmış ve sonuçlar örneğine göre yorumlanarak uygun geçirimlilik değerlerinin seçilmesine çalışılmıştır. Ayrıca bu geçirimlilik değerlerini veren etkenler araştırılmıştır.

ZUSAMMENFASSUNG: Die von A. C. Houlsby vorgeschlagene Methode verwendet man bei den Staudaemmen für die auswertung von Probe-Injektionen diese Methode umfasst die errechnung der Lugeon Werte, ihre Auswertung, Berechnung und Auswaehlung der für alle fünf Versuche, die unter steigenden und sinkenden drück durchgeföhrt sind. In diesem Vortrag wird versucht die beim Fırat - Gölköy Staudamm für Probe Injektion unter Druck durchgeföhrtten Wasser - Versuche nach der von Houlsby vorgeschlagenen Methode auszuwerten, die Lugeon Verte zu bestimmen und nach der Ergebnissen die passenden Permeabilität zahlen zu wählen, daztu werden noch die Faktoren von Permiae bilitat werte untersucht.

GİRİŞ

Bent yerinde yapılan deneme enjeksiyonu ve basınçlı su deneylerinin lüijyon (Lugeon) klasik değerlendirmesi daha önce yapılmış ve sonuçlar yayınlanmıştır. Bu amaçla enjeksiyon ve kontrol kuyularında yapılan toplam 758 adet basınçlı su deneyinin lüijyon eğrileri gizilerek her kademe için temsili lüijyon değerleri bulunmuştur. Bir de Houlsby'nin önerisine uyularak değerlendirme yapılmasının hem elde edilen sonuçları karşılaştırmak, hem de sağlanacak yeni verileri pratikte uygulama olanağı bulmak yönünden yararlı olacağı düşünüülerek böyle bir çalışmaya gidilmiştir.

BENT YERİ JELOJİSİ

Burada Fırat-Gölköy bent aksı ve dolayında bulunan jeolojik birimler kısaca anlatılacaktır. Bent yeri yakınında bulunmayan ve enjeksiyonla ilgili olmayan diğer formasyonların anlatılmasına gerek duyulmamıştır.

Aşağıdaki jeolojik bilgiler, Y. Ural'ın bent yeri jeolojisi ile ilgili raporundan (1977) derlenmiştir.

Paleozoyik, Güneydoğu Formasyonu (Sg) olarak adlanan, genellikle kara, görülmüş yüzeyleri boz, kursuni, taze yüzeyleri siyahımsı, zeytin yeşili, çok gevrek, şistoziteye paralel yarınlaklı, az mikahı ve yer yer karbonat arakatkılı çamurtaşı, seylden oluşmuştur. Seyller bol Graptolitli olup paleontolojik tayinlerden yaşının Gotlandiyen olduğu saptanmıştır. Güneydoğu Formasyonu geçirimsiz tabanı oluşturur ve bent yerinin hemen güneyinde enjeksiyon perdesinin bağlanabileceği bir konumda bulunur.

Mesozoyik, bent yerinde Koru Formasyonu (Kk) olarak adlanan ve kireçtaşı ile dolotaşından oluşan birimle başlar. Enjeksiyon kuyularının tamamı bu formasyonda açılmıştır. Açık boz renkli, ince taneli, oldukça sert, orta, kalın katmanlıdır. Arada ince katmanlı killi seyl ve marn düzeyleri bulunur. Kireçtaşı ile dolotaşının ayırdığı sağlamlı değildir. Aradaki seyller yumuşaklığını ve uğradığı baskısı ile ezik haldedir. Kalınlığı 340 m. olarak verilmiştir. Yaşı Alt Kretasedir.

Koru Formasyonu üzerine dolotaşından oluşan Hanek Dolotaşı (Kh) gelir. Fakat bent yerinde dokanaklar faylı ve bindirmeli olduğundan bu birim görülmez. Dolotaşının üzerinde Aktaş Formasyonu (Ka) bulunur. Bu formasyon kireçtasından oluşmuştur. Alt kısımlar açık boz, kahn katmanlı, sert, dayanıklı, erimeli, yüzeyle daha aşırı erimelidir. Bunun üzerinde ise Beski Kireçtaşı (Kb) bulunur. Laminalı, görüme yüzeyleri saz rengi, taze yüzeyleri koyu bez, ince dokulu, sık eklemli, killi kireçtaşı, sileksitli kireçtaşı, kiltası, miltasından oluşmuştur. Tatlı topoğrafya sunusu arazide kolay tanınmasını sağlar.

Siluriyen yaşı Güneydoğu Formasyonu ile Kretase çökelleri arasında açısal diskordans vardır. Senomaniyen yaşı Hanek Dolotaşı ile Albiyen yaşı Koru Formasyonu arasında ve Hanek Dolotaşı ile Santoniyen yaşı Aktaş Formasyonu arasında paralel diskordans vardır. Beski Kireçtaşının altındaki Aktaş Formasyonu ile dokanağı konkordanslıdır.

Güneydoğu Anadolu Bölgesi Kenar Kırımda Kusağında yer alan bent yeri ve dolayı, Kretase ve Tersiyer sonunda olmak üzere iki tektonik olaydan etkinmiştir. Kretase sonunda oluşan şiddetli kompresyonal kuvvetlerin etkisiyle bindirmeler teşekkül etmiş, Tersiyer sonundaki tektonik hareketler de karışık kenar kırımlarını oluşturmuştur.

FIRAT-GÖLKÖY BENT YERİNDE UYGULANAN DENEME ENJEKSİYONU YÖNTEMİ

Fırat-Gölköy bent aksında ve Fırat nehri kıyısında, sağ sahilde E-1 deneme üçgeni, sol sahilde E-2 deneme üçgeninde uygulanan enjeksiyon yöntemine göre, önce bir kenarının uzunluğu 6 m. olan eşkenar üçgenlerin merkezlerindeki (kenarorta dikmelerinin kesim noktası) E.K-I-1 ve E.K-2-1 no-lu kontrol kuyuları devamlı karot alınarak delinmiş, 2 m. de bir basınçlı su deneyi yapılarak 100 m. ye tamamlanmıştır. Kontrol kuyularının delinmesi tamamlanınca ağızına kadar ince kumla doldurulmuş ve ardından eşkenar üçgenin köşelerindeki deliklerin açılmasına gegilmistir. Bu deliklerde de de-

yamlı karot alınmış, 2 m. de bir basınçlı su deneyi ve ardından enjeksiyon yapılarak 100 m. ye kadar açılan bu kuyulara yukarıdan aşağı kademeye yöntemi uygulanmıştır. Üçgenin köşelerindeki kuyuların enjeksiyonu tamamlanınca ortadaki kontrol kuyularındaki kum ve çimento tesir eden yerler karot alınarak temizlenmiş, bütün kuyuda çift lastik takımla 2 m. de bir basınçlı su deneyleri tekrarlanmıştır.

Bu deneyler değerlendirilerek lüjyon birimleri hesaplanmıştır, su kaçağının fazla olduğu görürlerek eşkenar üçgenlerin kenarortalarındaki ara deliklerin enjeksiyonuna geçilmiştir. Bu arada kontrol kuyuları tekrar ağızna kadar temiz kumla doldurulmuştur. Kenarorta kuyularının tamamlanmasından sonra kontrol kuyularında yapılan basınçlı su deneyleriyle enjeksiyonun başarı derecesi denetlenmeye çalışılmıştır.

Bir kademenin enjeksiyonuna 4/1 su/çimento oranlı ince karışımıla başlanmış, basınçta bir yükselseme olmazsa sırasıyla 2/1 ve 1/1 oranındaki karışımlara geçilmiştir. Bütün su/çimento enjeksiyonlarında çimento ağırlığının %3-5'i oranında bentonit kullanılmıştır.

Enjeksiyon basıncı

P (atmosfer) = Kademe ortasının kuyu ağızına olan uzaklığı (m.) \times 0.33 formülüne göre uygulanmıştır. Kademedede istenen basınç tuttuktan sonra kuyuya giden karışımın giderek azalması beklenmiş, bir metreye bir dakikada 2 lt. veya daha az karışım gitmesi halinde 20 dakika beklenerek o kademenin refü olduğu kabul edilmiştir.

LÜJYON BASINÇLI SU DENEYLERİNİN YORUMLAMASINDA GELİŞTİRİLEN YÖNTEM

Houlsby, geliştirdiği yöntemi makalesinde kısaca şöyle açıklamaktadır:

1 — Herbiri on dakika devam etmek üzere birbirini izleyen beş adet basınçlı su deneyi yapılır;

Birinci on dakikada düşük basınç uygulanır. (a basıncı)

İkinci on dakikada orta basınç uygulanır. (b basıncı)

Üçüncü on dakikada yüksek basınç uygulanır. (c basıncı)

Dördüncü on dakikada orta basınç uygulanır. (d=b basıncı)

Beşinci on dakikada düşük basınç uygulanır. (e=a basıncı)

2 — Aşağıdaki formül kullanılarak beş deneyin herbiri için bir lüjyon değeri hesaplanır:

Lüjyon birimi =

deneyde kuyuya giden su (litre) \times 10 (atmosfer)

deney zam. (10 dak.) \times Kademe uzunl. (m) \times Deney basıncı

3 — Sonuçlar incelenir, karşılaştırılır ve beş lüjyon değerinden hangisinin temsili geçirimlilik olarak alınacağı kararlaştırılır.

Fırat-Gölköy bent yerindeki basınçlı su deneylerinde a basıncı 3 atm., b basıncı 6 atm., c basıncı 10 atm., d basıncı 6 atm., e basıncı 3 atm. olarak uygulanmıştır. Tablo: 1'de beş değerin çeşitli örneklerle dayanılarak yorumları gösterilmektedir. Her örneğin dikkatlice incelenmesi sonucu seçilen lüjyon değerleri hesaplamalarda kullanılmıştır.

Bu yöntemden anlaşılabileceği üzere sonuçlar 10 atmosfer basınç kullanıldığından elde edilecek değerlere çevrilmektedir. Basınçlarla ilişkili kurulurken doğru orantılı olarak düşünülür. Bu, akım laminer olduğunda geçerlidir. Beş deney için oldukça değişik lüjyon değerleri elde edildiğinde akım laminer olmadığı, diğer bazı etmenlerin bulunduğu anlaşılmıştır. Bu etmenler Tablo: 1'de görüldüğü gibi su şekilde yorumlanır:

A — Grubu: Laminer Akım

Beş deneyden elde edilen lüjyon değerleri hemen hemen aynı miktarda ise bu laminer akımdır.

Deney kademesi için beş değerin ortalaması (en yakın tam sayı) temsili geçirimlilik olarak alınır.

TABLO:1-Deneysirásında çeşitli durumlardaki tütün örneklerinin yorumları ve yüzdeleri

örnek kademə	kuyu no:	deneysel basınç (atm)	kuyuya yaklaşılmış ölçümləri	lüyon değerleri	örneğin özelligi ve yorumu	gerçek geçirimilitik olaraq kullanımı gereken lüyon değeri	her gruptaki gerçek durum yüzdesi
E. K-1-1	10' 80.00-82.00	10' 10' 10' 10'	a b c d=b e=a	0 0 0 0 0	yaklaşık ölçekte genelleştirilmiş örnek	lüyon değerleri 0 veya 1 lüyondan küçüktür	% 34
E. K-1-1	10' 90.00-92.00	- - - -	- - - -	- - - -	kuyuya hiç su gitmemiştir veya çok az kaçak varlığı geçirmsiz	lüyon değeri 0 veya 1 lüyondan küçüktür	% 7
E. K-1-1	10' 76.00-78.00	10' 10' 10' 10'	a b c d=b e=a	26 50 4,2 78 4,7 56 22 37	basing istenilen değere yükselmeyor geçirimilitik fazla pompa kapasitesi dışında	kademə icin temsili bir lüyon değerini genellikle verilemez.	
E. K-1-2	10' 36.00-38.00	10' 10' 10' 10'	a b c d=b e=a	75 100 12,5 83,3 115 58 6 95 8 70 11,6	beş lüyon değerin hepisi eşittir laminer akım	beş lüyon değerin ortalaması kullanılır.	% 5
E. K-1-1	10' 30.00-32.00	10' 10' 10' 10'	a b c d=b e=a	10 75 11,7 62 9 58 2 69,9	en yüksek basınçta düşük lüyon değeri vermiştir.	en yüksek basınçta lüyon değeri verilen B. Grubu akım	% 21
E. K-1-1	10' 18.00-20.00	10' 10' 10' 10'	a b c d=b e=a	20 65 33 54,1 215 10,8 12,5 100 16,7 17	yüksek basınçta düşük (veya orta) basınçtaki lüyon değeri kullanılır.	en düşük basınçta yüksek basınçtaki lüyon değeri vermiş C. Grubu	% 4
E. K-1-1	10' 98.00-100.00	10' 10' 10' 10'	a b c d=b e=a	270 445 471 420 21 19,1 18,3 110	deney ilerledikçe lüyon değerleri artmışdır.	en yüksek lüyon değerini kullanılır.	% 7
					D. Grubu yoksa vs.	genellikle son lüyon değerini kullanılır.	% 3
					E. Grubu boşluk doldurma	genellikle son lüyon değerini kullanılır.	% 4

B — Grubu: Calkantılı Akım

"c" yüksek basıncı için hesaplanan lüjyon değeri iki orta basınç deneyi için hesaplananından daha azsa ve düşük basınç değerleri eşitse akım çalkantılı olarak sınıflandırılır.

Calkantılı akım niteliğindeki deney kademe-sinde temsili lüjyon değeri, yüksek basınç için hesaplanan değerdir.

C — Grubu: Basınçla Açma

"c" yüksek basıncı için bulunan lüjyon değeri iki düşük basınç deneyi için bulunan değerlerden daha büyük ve iki düşük basınçta eşit değerler verdiği zaman kaya kütlesinin geçici bir genleşmesi (açılması) söz konusudur. Yüksek basınçta yüksek değer, kırıkların açılması ve deney suyuyla kırıkkardaki malzemenin sıkıştırılması sonucu oluşturduğu şeklinde yorumlanmaktadır.

Kademe için temsili lüjyon değeri en düşük basınçlardan veya düşük basınçlardan az olduğu taktirde orta basınçlardan elde edilen değerdir.

D — Grubu: Yıkama

Yüksek basınç uygulandıktan sonra yüksek basınç öncesi değerlere bir dönüş olmazsa beş lüjyon değerindeki artışlar eklem dolgu gerecenin sürekli yanınıp götürüldüğünü veya deney nedeniyle sürekli kaya hareketlerinin oluşmakta olduğu biçiminde yorumlanır. Bu durumun fazlaca olması, deney basınçlarının çok yüksek tuttuğunu gösteren bir belirtectir.

Kademe için seçilen değer genellikle son kademe'de ölçülen lüjyon değeridir.

E — Grubu: Boşlukların Doldurulması

Beş basınç kademesindeki değerlerde giderek düşme, suyun yarı duyarsız olan boşlukları, eklemeleri yavaş yavaş doldurmaktak olduğunu gösteren bir kanıt olarak yorumlanır.

Temsili değer, son kademe'de elde edilen değerdir. Bununla beraber mümkünse genişletilmiş bir deney tavsiye edilir. Bu deneyde bütün boşluklar doluncaya kadar okumaya başlanmaz.

Beş deney grubunun kapsamı dışında kalan basınçlı su deneyleri iki ana grupta toplamıştır. Birincisi, hiç su alışı olmayan veya önemsenmeyecek kadar az alış yapan geçirimsiz kademeler, ikincisi ise pompanın su yetiştirememesi nedeniyle fazla su kaçağı olan geçirimsiz kademelerdir. Geçirimsiz kademeler için lüjyon birimi 1 lüjyon'dan küçük olup "o" lüjyon alınmıştır. Pompa kapasitesi dışındaki kademeler için bir lüjyon değeri vermek genellikle olanaksızdır. Formülle göre hesaplanan tek lüjyon değeri kademe için geçirimsizlik ölçüsü olarak yazılırsa da bunun gerçek geçirimliliği temsil etmeyeceği ortadadır.

FIRAT-GÖLKÖY BENT YERİNDE YAPILAN BASINÇLI SU DENEYLERİ VE SONUÇLARININ YORUMU

Bent yerinde yapılan basınçlı su deneyleri ve elde edilen sonuçlar değerlendirilirken göz önüne alınması gereken birkaç noktayı vurgulamak yerinde olacaktır. Burada önemli bir etmen basınçlı su deneylerinin enjeksiyonla birlikte yürütülmüşdür. Bu nedenle, değerlerin bakır bir sahada yapılan deneylere kıyasla bazı farklılıklar göstermesi olağandır. Tablo: 2 ve Tablo: 3'te bu durum açıkça görülmektedir. E.K-1-1 ve E.K-2-1 kuyularındaki lüjyon değerleri, hiç enjeksiyon yapılmadan elde edilen sonuçlar olması yönüyle bulundukları yeri en iyi belirten güvenilir değerlerdir.

Üçgenlerin köşelerindeki kuyulardan alınan sonuçlar ikinci derecede duyarlıdır. Bu kuyular da su deneyleri ile enjeksiyon birlikte yürütülmüşür. Üçgenlerin kenarortalarındaki kuyulardan alınan sonuçlar bir çeşit enjeksiyonu kontrol deneyi niteliğindedir. Çünkü bu kuyular açılmadan her iki üçgende de birinci aşama enjeksiyonlar tamamlanmış, diğer bir deyimle kırıklar ve su kaçak yerleri kısmen cimento ile doldurulmuş bulunmaktaydı. Zaten kontrol kuyusundan alınan sonuçlara göre fazla kaçak görülmüş ve kenarorta kuyularının açılmasına gerek duyulmuştur. Durum özetlenirse; E-1 ve E-2 üçgenlerindeki lüjyon değerlerinin giderek azalması enjeksiyon yönteminin bir sonucudur.

TABLO: 2 - Fırat - Gölköy Bentyeri E-1 deneme enleksiyonu üçgenindeki kuyulara deney sayısı ve deney yüzdeleri

Kuyu no	Kontrol kuyusu	E-1 üçgeninin köşe kuyuları				E-1-2				E-1-3; Toplamları				E-1 üçgeninin kenarorta kuyuları				E-1-5				
		E. K-1-1	E. 1-2	E. 1-3	E. 1-4	Deney Toplamları %	Deney Toplamları %	Deney Toplamları %	Deney Toplamları %	E. 1-5	E. 1-6	E. 1-7	Deney Toplamları %	Deney Toplamları %	Deney Toplamları %	Deney Toplamları %	E. 1-G; Toplamları %	E. 1-G; Toplamları %	E. 1-G; Toplamları %	E. 1-G; Toplamları %		
Girişimsiz <1 lüjyon	4	9	2	4	8	17	3	6	13	9	1	3	2	7	7	20	10	11	27	10	17	
Pompa kapasitesi disinda	4	9	8	17	9	19	17	36	34	24	2	7	4	14	4	13	10	11	48	11	48	
<u>1, 2 ve 3 lüjyon</u>																						
A Grubu-laminer akım	1	25	2	—	—	—	—	—	—	2	29	7	1	50	4	—	—	3	25	4	11	1
B Grubu-çalkantılı akım	1	25	2	—	5	62	10	3	43	6	42	6	—	—	—	—	—	—	9	26	3	
C Grubu-basincyla açma	1	25	2	2	50	4	13	2	4	57	8	7	37	5	2	29	7	1	50	7	13	5
D Grubu-yıkama	1	25	2	—	—	—	—	—	—	1	13	3	—	—	—	—	—	—	1	8	1	2
E Grubu-boşluk doldurma	—	—	2	50	4	2	25	4	—	4	21	3	2	25	7	—	—	1	33	3	7	3
Toplamlar	4	100	4	100	8	100	7	100	19	100	7	100	2	100	3	100	12	100	35	100		
<u>4 veya daha fazla lüjyon</u>																						
A Grubu-laminer akım	3	10	7	6	18	13	1	5	2	3	14	7	10	13	7	2	10	7	4	24	15	1
B Grubu-çalkantılı akım	16	51	37	24	73	51	15	65	32	11	53	23	50	65	34	13	55	43	9	48	33	5
C Grubu-basincyla açma	—	—	2	6	4	—	—	—	2	9	4	6	52	3	3	15	10	—	5	33	17	3
D Grubu-yıkama	7	22	16	1	3	2	5	22	10	1	5	2	7	9	5	1	5	3	5	26	19	3
E Grubu-boşluk doldurma	5	17	12	—	—	2	8	4	4	11	8	6	8	4	1	5	3	1	5	4	3	1
Toplamlar	31	100	33	100	23	100	21	100	77	100	20	100	19	100	17	100	17	100	56	100	164	100
GENEL TOPLAM	43	100	47	100	48	100	48	100	143	100	30	100	27	100	31	100	88	100	88	100	ZL4	100

TABLO:3 - Fırat Gölköy Bentyeri E-2 deneme enjeksiyonu üçgenindeki kuyularla deney sayısı ve deney yüzdeleri:

Kuyu no:	E. K-2-1	E. 2-2	E. 2-3	E. 2-4	E. 2-5	E. 2-6	E. 2-7	E. 2-8	E. 2-9	E. 2-10	E. 2-11	E. 2-12	E. 2-13	E. 2-14	E. 2-15	E. 2-16	E. 2-17	E. 2-18	E. 2-19	E. 2-20	E. 2-21	E. 2-22	E. 2-23	E. 2-24	E. 2-25	E. 2-26	E. 2-27	E. 2-28	E. 2-29	E. 2-30	E. 2-31	E. 2-32	E. 2-33	E. 2-34	E. 2-35	E. 2-36	E. 2-37	E. 2-38	E. 2-39	E. 2-40	E. 2-41	E. 2-42	E. 2-43	E. 2-44	E. 2-45	E. 2-46	E. 2-47	E. 2-48	E. 2-49	E. 2-50	E. 2-51	E. 2-52	E. 2-53	E. 2-54	E. 2-55	E. 2-56	E. 2-57	E. 2-58	E. 2-59	E. 2-60	E. 2-61	E. 2-62	E. 2-63	E. 2-64	E. 2-65	E. 2-66	E. 2-67	E. 2-68	E. 2-69	E. 2-70	E. 2-71	E. 2-72	E. 2-73	E. 2-74	E. 2-75	E. 2-76	E. 2-77	E. 2-78	E. 2-79	E. 2-80	E. 2-81	E. 2-82	E. 2-83	E. 2-84	E. 2-85	E. 2-86	E. 2-87	E. 2-88	E. 2-89	E. 2-90	E. 2-91	E. 2-92	E. 2-93	E. 2-94	E. 2-95	E. 2-96	E. 2-97	E. 2-98	E. 2-99	E. 2-100	E. 2-101	E. 2-102	E. 2-103	E. 2-104	E. 2-105	E. 2-106	E. 2-107	E. 2-108	E. 2-109	E. 2-110	E. 2-111	E. 2-112	E. 2-113	E. 2-114	E. 2-115	E. 2-116	E. 2-117	E. 2-118	E. 2-119	E. 2-120	E. 2-121	E. 2-122	E. 2-123	E. 2-124	E. 2-125	E. 2-126	E. 2-127	E. 2-128	E. 2-129	E. 2-130	E. 2-131	E. 2-132	E. 2-133	E. 2-134	E. 2-135	E. 2-136	E. 2-137	E. 2-138	E. 2-139	E. 2-140	E. 2-141	E. 2-142	E. 2-143	E. 2-144	E. 2-145	E. 2-146	E. 2-147	E. 2-148	E. 2-149	E. 2-150	E. 2-151	E. 2-152	E. 2-153	E. 2-154	E. 2-155	E. 2-156	E. 2-157	E. 2-158	E. 2-159	E. 2-160	E. 2-161	E. 2-162	E. 2-163	E. 2-164	E. 2-165	E. 2-166	E. 2-167	E. 2-168	E. 2-169	E. 2-170	E.
----------	----------	--------	--------	--------	--------	--------	--------	--------	--------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	---------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----------	----

Sağ ve sol sahil jeolojik yönden bazı farklılıklar göstermektedir. E-1 ve E-2 deneme üçgenlerindeki kuyular aynı formasyonda açılıkları halde farklı fizik özellikler göstermelerinin nedeni yersel yapı özelliğine bağlanmalıdır. Bent yerinde sağ sahil, tektonik etkilerden sol sahile nazaran daha fazla etkinmiştir. Sağ ve sol sahilde her iki deneme üçgeni, mansabında bulunan bindirme (şaryaj) düzlemine yakın olmasına rağmen açılan kuyular bu düzlemi kesmemiştir. Derinlere inildikçe hiç olmazsa şaryajın paralanma zonuna girilebileceği ve şerbet alışlarının artabileceği akla gelmişse de böyle bir durumla karşılaşılmamıştır. Bu durumlar gözönüne alınarak heriki üçgenin değerlendirilmesi ayrı ayrı yapılmıştır (Şekil 1, 2).

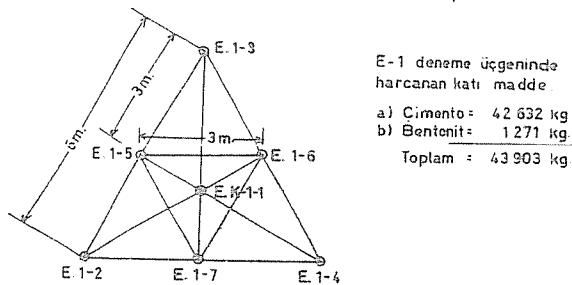
E-1 üçgenindeki (Tablo: 2) E.K-1-1 kuyusundan alınan sonuçlara göre; 4 lüjyondan fazla geçirimli kademe sayısı %92'dir. Bu, oldukça fazla kaçağı ve enjeksiyonun gerekliliğini gösterir. Burada en fazla çalkantılı akım, yıkama ve boşluk doldurma niteliğindeki kaçaklar vardır. Üçgenin köşe kuyularındaki durum kontrol kuyusunun benzeridir. Bir değişiklik, yıkama ve boşluk doldurma azalırken pompa kapasitesi dışında su kaçağının fazlalaşmasıdır. Enjeksiyon yapılrken küçük kırıkların cimento ile dolması, yılanabilen ve boşlukların doldurulması şeklinde görülen kademelerin azalması sonucunu doğurmıştır. Üçgenin kenarorta kuyularından elde edilen sonuçlar da köşe kuyularının kine yakınır.

Houlsby'ye göre bir deney kademesinde genellikle çeşitli boyutta birçok kırık bulunur. Küçük kırıklar laminer akımı, geniş çatlaklar çalkantılı akımı oluşturur. Toplam etkinin bu iki tip akımının karışımından oluşması doğaldır. Bu nedenledir ki E-1 üçgeninde laminer akım sayısının azalmıştır. 4 ve daha fazla lüjyon değerlerinde çalkantılı akımın egemen olduğu görülmüştür.

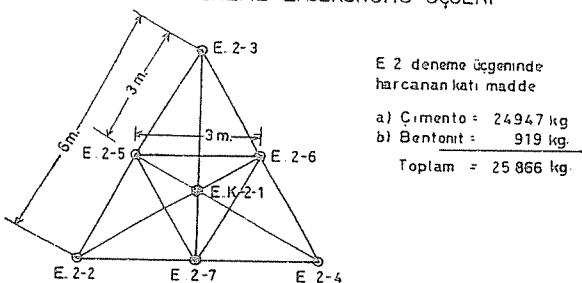
E-2 üçgeninde alınan sonuçlar (Tablo: 3), E-1 üçgenine göre bazı farklılıklar göstermektedir. Bu üçgende ilkotope carpan özellik geçirimsiz kademelerin fazlalığıdır. O kadar ki, ilk açılan E.K-2-1 kuyusunda bile kademelerin %32'sinde su kaçağı yoktur. Bu durum giderek artmakta, üçgenin köşelerindeki kuyularda %52 yi, kenarorta kuyularında %75'i bulmaktadır. E.K-2-1 kuyusundaki alışların 1, 2 ve 3 lüjyon olduğu yerlerde laminer akımın, 4 ve daha fazla olduğu yerlerde çalkantılı akımın egemen olduğu dikkati çeker. Fakat üçgenin köşe noktalarda ve kenarortalarındaki kuyularda alışların 1, 2 ve 3 lüjyon olduğu yerlerde enjeksiyon nedeniyle laminer akım azalmakta, enjeksiyonla kapanan kırıkların basınçla açılarak bir miktar su aldığı anlaşılmaktadır. Bu üçgende kayda değer bir nokta da pompa kapasitesi dışında, fazla geçirimli olan kademelerin azlığıdır. Bunlar üçgenin köşe kuyularında ve her kuyuda birer adet olmak üzere üç tanedir. E.2-4 kuyusunda 66.00-68.00 m. arasındaki kademede pompa kapasitesi dışında su kaçağı saptanmış ve burada

FIRAT GÖLKÖY BENTYERİ

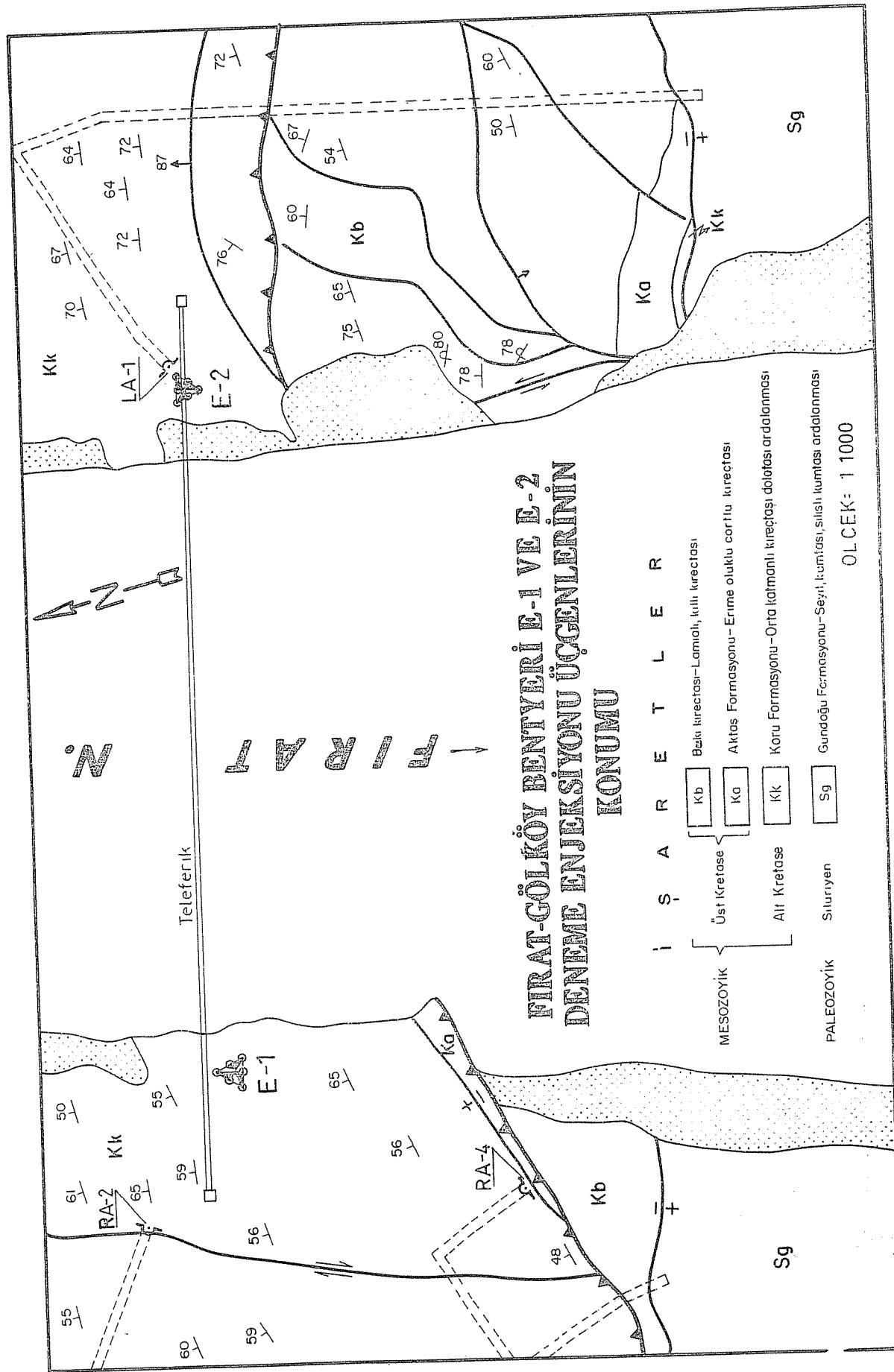
SAĞ SAHİL E-1 DENEME ENJEKSIYONU ÜÇGENİ



SOL SAHİL E-2 DENEME ENJEKSIYONU ÜÇGENİ



Şekil 1: Fırat - Gölköy bentyeri E-1 ve E-2 deneme enjeksiyonu üçgenleri.



Sekil 2: Fırat - Gölköy bentyeri E-1 ve E-2 deneme enjeksiyonu üçgenlerinin konumunu.

yapılan enjeksiyonda kademeye toplam 14.5 ton katı madde verilmiştir. En çok çimento harcanan kademeye budur. Şaryaj hattına yakın 87° ile kuzeye eğimli fayın olasılıkla bu seviyelerde E-2 üçgenini keseceği düşünülmüşse de karotlarda fay breşi ve ezilme zonlarına rastlanmamıştır. Ancak bu seviyelerde kil dolgulu, parçalı ve kalınlı zonlar tespit edilmiştir. Bunlara bakarak yakın olan şaryaj ve fay düzlemlerinin geliştirdiği ufak karstik boşluklarla bağlantılı olabileceği sonucuna varılmıştır.

Lüjyon eğrileri çizilerek yapılan değerlendirmede su kaçakları genellikle laminer akım niteliğinde yorumlanmıştır. Çalkantılı akım eğrisine çok az rastlanmıştır. Bu yeni yöntemle çoğulukta olan laminer akım içindeki (laminer akım olarak yorumlanan) çalkantılı akım ayırtlanarak tersine bir durum ortaya çıkmış ve çalkantılı akımın egemen olduğu görülmüştür. Küçük kırıkların laminer akım, geniş kırıkların çalkantılı akım oluşturmaması nedeniyle toplam etki bu iki akımın karışımından oluşmuş ve çalkantılı akım 4 veya daha fazla lüjyon değeri elde edilen kademelerde yoğunluk kazanmıştır. Kanimizca bu yazida yapılan değerlendirme, lüjyon eğrileri çizilerek yapılan değerlendirmeye göre daha ayrıntılı sonuçlar vermiştir. Lüjyon değerleri birkaç lüjyon birimi farklılık gösteriyorsa da farklı gruplandırmaya giren değerler toplam değerlerin %5 i oranındadır. Bu durum, uygulanan yöntemin lüjyon eğrileri çizilerek alınan değerler kadar hassas sonuç verdiği belirler.

İki yöntemin değerleri arasındaki %5 farkın nedeni, lüjyon eğrileri çizilirken yeraltısuyu tablasının ve borulardaki yük kayıplarının gözönüne alınmasıdır. Houlby, bu etkenleri kendi yönteminde kullanmamakta, yük kayıplarının bir düzeltme gerektirmediği ve su tablasının sahita düşünülebileceği kanısındadır. Sondaj suyuyla beraber basınçlı su deneyleri yeraltısuyunu besler ve deneyden önce sahita olmayan su tabası kısa zamanda satha yükselir. E-1 ve E-2 üçgenlerinin bulunduğu düzey Fırat nehrinden ancak 4-5 m. kadar yüksektedir.

BASINÇLI SU DENEYİ SONUCLARININ ENJEKSİYON SONUCLARIYLA DENEŞTİRİLMESİ

Fırat-Gölköy bent yerinde yapılan deneme enjeksiyonu için önceden hazırlanmış bir önergeyle enjeksiyonda uygulanacak yöntem, basınç ve karışım oranları verilmiş, bu veriler basınçlı su deneylerinden alınan sonuçlar ne olursa olsun olduğu gibi uygulanmıştır. Belirli su kayıplarına göre karışım oranlarında, enjeksiyon basıncında veya kullanılan dolgu malzemesinde bir değişiklik yapılmamıştır. Burada, karşılaşılan durumlar değerlendirilerek ileride uygulanacak geçirimsizlik perdesi için nelerin gözetilmesi gerektiği üzerinde durulacaktır.

Genellikle 1, 2 ve 3 lüjyon değerlerinde laminer akım egemendi. Bazı yazarlar laminer akımın kayadaki eklemelerde taneli malzemenin varlığını gösterdiğini, bu nedenle bir miktar kimyasal enjeksiyon gerekeceğini belirtmektedirler. Houlby ise taneli malzemenin bulunamadığı ince kırıklarda da laminer akıma rastlandığını ve ince karışımlara dönülmeden çimento enjeksiyonuyla ve kırıklarda açılma yapmayan orta basınçla enjekte edilebileceğini söylemektedir. 1, 2 ve 3 lüjyon değeri veren temellerin enjeksiyonu gereksiz görülmektedir. Fakat düşük lüjyon değeri veren kademelerin duraylı karışımıla orta basınçta enjekte edilmesinde yarar vardır. Bent yerinde lüjyon değeri düşük birkaç kademede 4/1 oranlı karışım yerine daha ince olan 10/1 oranlı karışım denenmiş, hacim olarak bir miktar fazla alış olmasına karşılık katı madde alışında azalma görülmüştür.

Basınçla açmaya (C grubu) çok az rastlanmıştır. Yıkama (D grubu), Houlby'nin örneğinde olduğu gibi geçirimsilik 4 lüjyonu geçtiğinde önemli ölçüde coğalmıştır. Boşluk doldurma (E grubu) niteligideki kademeler de çok azdır.

Deneme enjeksiyonu sırasında basınç yükseltmeyen kademelerde katı madde alışları sanılanın aksine az olmuştur. Her ne kadar diğer gruplarla kıyaslanınca doğal olarak bir fazlalık göze çarparsa da su kaçagına göre oldukça azdır. Bunun nedeni olarak çimento içindeki iri taneler gösterilmiştir. Mardin Çimento Fabrika-

si'ndan alınan örnekler üzerinde yapılan laboratuvar deneyleri sonucu incelik yönünden standartlara uygun olduğu, fakat iş yerinden alınan örnekler üzerinde yapılan elek analizlerinde tanelerin iri olduğu saptanmıştır.

E.K-1-1 kuyusunda enjeksiyondan önce 4 lüjyondan fazla değer veren kademe oranı %81 iken enjeksiyondan sonra bu %44 e düşürülmüştir. Bu durumda sağ sahil E-1 üçgeninde yapılan enjeksiyon başarı sağlayamamıştır. Perde enjeksiyonu sırasında bu sahilde daha etkin önlemlerin alınması gereklidir. Houldby, enjeksiyona rağmen 7-10 lüjyon su kaçağı görülen temellere iki veya üç sıralı enjeksiyon perdesi önermektedir. Fırat-Gölköy bent yeri sağ sahili için iki sıralı ve ardalanmalı enjeksiyon perdesi yapılması yerinde olacaktır.

E.K-2-1 kuyusunda 4 lüjyondan fazla değer veren kademe oranı %41 den %17 ye düşürüll-

müştür ki; zaten daha az geçirimli olan sol sahilde enjeksiyonun başarı derecesi aynıdır. Kaçak durumuna bakarak tek sıralı enjeksiyon perdesi yeterli görülebilirse de bindirme ve diğer formasyonları keseceği gözüne alınarak perde iki sıralı planlanabilir. Ayrıca bent yerinde enjeksiyon perdesinin özel bir konumu vardır. Bent Koru Formasyonu üzerinde yapılrsa perdenin geçirimsiz Siluriyen şistlerine bağlanabilmesi için enjeksiyon deliklerinin güneye eğimli açılması gereklidir. Bu durumda deneme enjeksiyonunda karşılaşılmayan yeni jeolojik etmenler olarak sol sahilde Aktaş Fm. ile Beski Kireçtaşı ve her iki sahilde bindirme ile fay düzlemleri enjeksiyon programında gözetilmelidir. Beski Kireçtaşının kırıklı olmasına karşın geçirimliliği daha azdır. Aktaş Formasyonu daha masif ve erimeli olduğu yönde daha geçirimlidir. Fay ve bindirme etkisiyle oldukça paralanmış bu zonlarda enjeksiyonun özenle yapılması gereklidir.

KAYNAKLAR

- Altuğ, Saydun (1971) Lüjyon Basinglı Su Deneyi - Teori ve Pratik - E.I.E. yayını, no: 71-31.
Ertunc, Aziz (1971) Yerinde permeabilite ölçümünde başlıca metodlar. E.I.E. yayını, no: 71-35.
Ertunc, Aziz (1976) Fırat-Gölköy bendi gölalanı geçirimsizliğinin ve yer kaymalarının jeoloji incelenmesi. Doktora tezi. E.I.E. yayını, no: 76-24.

- Cünay, Yılmaz (1977) Fırat-Gölköy bent yeri deneme enjeksiyonu sonuç raporu E.I.E. yayını, no: 77-42
Houldby, A. C. (1976) Routine interpretation of the lu-geon water test, The Quarterly Journal of Engineering Geology, Vol 9, no: 4 (Lüjyon basınçlı su deneylerinin yorumlanması geliştirilen bir yöntem.)
Çeviren: Güngör Unay)

BALYA MADENİ CİVARININ JEOLOJİSİ

ZEKİ AKYOL *Maden Tərkik və Arama Enstitüsü, Ankara*

ÖZ: İnceleme alanında yabancı bloklar halinde Paleozoyik, Mezozoyik ve Tersiyer yaşlı formasyonlar vardır.

Magmatik faaliyet yaygın olup, Tersiyer volkanitleri ile temsil edilmiştir.

Balya cevher yatakları, kireçtaşlı blokları ile dasitin dokanak zonunda yerleşmiş olup, ayrıca kireçtaşlı eklemlerinde de izlenebilir.

Tektonik ile doğrudan ilişkili olan cevher yataklarının araştırılmasında, sondajlı çalışma larda, 40-60 m. aralıklı sondajlar yapılması zorunludur.

Saha ve tektonik incelemeler, Balya maden potansiyelinin oldukça fazla olduğu kanısını uyandırmıştır.

ABSTRACT: In the area of study, Paleozoic, Mesozoic, and Tertiary formations are present in the form of exotic blocks.

Magmatic activity is widespread throughout the area and represented by volcanic rocks of tertiary age.

Balya ore deposits are placed in the contact zone of dacite and limestone blocks and they can also be observed in the joints of the limestone formation.

In the research of the ore deposits which are closely related to tectonic activity, 40 to 60 m spaced drill holes are necessary in works associated with drilling.

Tectonic and field studies give the impression that ore potential of Balya area is quite high.

GİRİŞ

Cök eski çağlardan beri bilinen Balya madeni, modern işletmeye 1880 - 1935 yılları arasında bir Fransız şirketinin çalışmasıyle geçilmiş, şirket 1935 yılında sahayı terketmiştir. Daha sonra birtakım çalışmalar yapan, çeşitli kuruluşların soruna kesin çözüm bulamadan ayrılmaları, çevre halkın ümidi madene bağlamasından dolayı, halkı psikolojik açıdan etkilemiştir.

Bu nedenle, M.T.A. olarak, Balya maden problemi kesin sonuca ulaştırmak üzere tekrar ele alınmıştır.

Bu gaye için çalışmalar sırasıyla;

1/25.000, 1/10.000, 1/5.000 ve 1/2.000 ölçekli detay jeoloji, hava fotoğraflarından da yararlanılarak yapılmıştır.

Yeni jeolojik görüşlerin ışığında yapılan çalışmalar olumlu sonuçlar vermiştir.

STRATİGRAFİ

Bölgemin en yaşlı litoloji topluluğu, Paleozoyik'i temsil eden Permiyen yaşlı kireçtaşlarıdır. Bu kireçtaşları havzada yabancı bloklar şeklinde bulunmaktadır (Şekil: 1-3).

Mezozoyik, Üst Triyas yaşlı kilitası, miltası, kumtaşı ve kumlu kireç taşı ardalanması ile; Terziye genellikle volkanitlerle simgelenmiştir.

Paleozoik

Permiyen kireçtaşları

İvrindi, Balya, Manyas gölü hattı içinde ve doğusunda bulunan Permiyen ve Permo-Karbonifer yaş veren kireçtaşları bloklar şeklinde (E. Arpat, E. Bingöl, N. Özgül 1972 karşılıklı konuşma).

Ancak, çalışma alanımız içinde bulunan kireç taşı blokları Permiyen (Neumayr 1887, Bükkowski 1892, Aygen 1956, Akyol 1973) yaş veren fosilleri içermektedir.

Kireç taşı bloklarının havzaya geliş iki fazlı düşünülmektedir:

a) Üst Triyas yaşlı kilitası - miltası - kumtaşı - kumlu kireç taşı ardalanması içinde bulunan kireç taşı blokları,

b) Üst Triyas yaşlı tavan (regresif) çakıltaşının oluşumundan sonra Üst Triyas gökeleri üzerine allokon örtü (şaryaj örtüsü) şeklinde gelen kireçtaşları.

Kireç taşı blokları ile allokon örtü kireçtaşları arasında Üst Triyas tavan çakıltaşları bulunmaktadır.

Üst Triyas yaşlı formasyonlar içinde bulunan kireç taşı blokları, gerek sondajlı ve gerekse saha çalışmalarıyla saptanmıştır.

Permiyen kireç taşı blokları, fosilli, Balya civarında Üst Triyas yaşlı olduğu saptanan formasyon; (Bingöl, Korkmazer, Akyürek 1973) tarafından "Karakaya formasyonu" olarak isimlendirilmiş ve Alt Triyas yaşlı olarak düşünülmüştür.

Kireç taşı blokları üzerinde yapılan incelemelerde: masif, yer yer yeniden kristalleşmiş (rekrystalize), kireç taşı bloklarının Üst Triyas formasyonlarına yakın dokanaklarında, olasılıkla dinamo metamorfizma sonucu kalsit billurlarının oluşturduğu mermer ve yarı mermer çakılları, breşik kireç taşı parçaları saptanmıştır.

Sahada geniş yayılımı olan allokon örtü kireçtaşlarının hemen altı çoğulukla tavan çakıltaşlarının üstünde; breşik, sonradan cimentolanmış durumdadır. Bol fosilli olan bu kireçtaşları, kripto oluşumlar halinde kalsit ayrıca içinde, gelişmiş kalsit damarları içermektedir.

Gerek kireç taşı bloklarından ve gerekse allokon örtü kireçtaşlarından alınan örneklerin paleontolojik incelemesi sonucu:

Schwagerina sp., *Pseudovermiporella* sp., *Paraschwagerina* sp., *Codonofusille* sp. *Schubertella* sp. saptanmıştır.

Balya'nın güneyinde yapılan bir sondajla, Üst Triyas formasyonu içinde 208 metre derinlikte karşılaşılan bir kireç taşı bloğundan alınan örnek şu Permiyen fosillerini içermektedir: *Tuberitina* sp., *Pacopsilina* sp., *Clomospira* sp., *Pachyphloia* sp., *Bradyina* sp.

MEZOZOYİK

Üst Triyas yaşı formasyonlar

Balya'nın doğusunda ve güneyinde göstermelik (mostra) vermektedir. Altan itibaren iki seviyeye ayrılmıştır (Şekil: 1-3).

- a) Kilitası - miltası - kumlukireçtaşı ardalanması
- b) Çakıltası
- a) Kilitası - miltası - kumtaşısı - kumlukireçtaşı ardalanması:

Balya'nın civarında yayılımı oldukça genişdir. Bu ardalanma içinde ve üstünde Permiyen kireçtaşları bulunmaktadır. Bu seviyeden altı inceleme alanı içinde saptanamamıştır. Bu formasyonun, genel rengi: koyugri, yeşil, yer yer siyahımsı. Kilitası çoğulukla siyaha yakın gri-mor renklidir. Kumtaşları gri renkli. Ardalanma ufak kıvrımlı, kilitasları laminalı, gerilim çatlakları gelişmiş, hafif dinamo metamorfizma izleri görülmüştür. Sıkı çimentolu, çimento yer yer kireçli, kumlu, milli seviyelerde makrofossil izlenmiştir.

Bahçecik köyüne hemen güneyinden alınan kumtaşının mikroskop ile tıpkısı: numune içindeki iri taneler taşın %45 ini, çimento ise %55 i bulmaktadır. İri taneler, (tane boyu, uzun eksen boyu 0.1 mm den büyük) monokristalin kuvars, şeyl, çört, magmatik kayaç parçaları, miltası, ortoklas kırıntılarından oluşmaktadır. Taneler az yuvarlak, taş kötü boyanmıştır. Çimento ise (uzun eksen boyu 0.1 den küçük olan kırıntılar toplamı) yukarıda belirtilen iri tanelerin bileşimindeki ince zerrelerden oluşmaktadır. Karbonat çimentonun, taş içine sonradan (segonder) yerleşmesi hacim olarak %12 yi bulmaktadır. Çimentonun kapladığı hacim, kısmen çimento içinde kısmen de kuvvetli diyajenez ile meydana gelen yerine geçme (replasman) aralıklarında bulunmaktadır. Taş nisbeten derin bir denizde gökelmiştir.

Bahçecik köyüne hemen kuzeyinden aldığımız milli-killi numunenin mikroskop altındaki tıpkısı söyledir:

Milli-killi kireçtaşı: Taş içinde %15 oranında mil boyunda kuvars taneleri, mikritik karbonat kil ve çok ince serizit pullarından oluşan ci-

mento (matriks) içinde serpimiş halde görülmektedir. Ayrıca, taş içinde, yer yer yoğunlaşmış ve bazen çimento (matriks) dahil olup, %15 ini teşkil edecek miktarda diyajenetik büyümeye bağlı olarak gelişmiş demir minerali kristalleri bulunur. Taş sakin bir ortamda gökelmiştir.

Balya'nın güneyinden aldığımız bir kumlu kireçtaşı numunesinin mikroskop altında incelemesi söyledir:

Taş içindeki iri taneler (tane boyu 0.1 mm. den büyük olanlar) taşın %35 ini teşkil eder. Bunlar monokristalen kuvars, sist ve görtten ibarettir. Çimento ise %65 i teşkil eder. Çimentonun (matriksin) içinde, taşın hacmine oranla %5 oranında iri taneler bileşimindeki küçük kırıntılar bulunur, (uzun ekseni 0.1 mm. den küçük olan kırıntılar) çimentonun (matriksin) geri kalan kısmı, yani taşın hacim olarak %45 i mikrit, ve intraklastik karbonattan oluşur. Intraklastlar da mikritten oluşmaktadır. Ayrıca, taş içinde, taşın hacmine oranla %15 miktardında sparit çimento bulunur. İri tanelerin küreselliği ve yuvarlaklıği çok zayıftır. Taş kötü boyanmış ve duruma göre derin bir denizde meydana gelmiştir.

Fosillerin çoğu tıpkı edilememiştir. Bir sondajdan alınan fosil Halobia olarak saptanmıştır.

Balya'nın hemen doğusundan Aygen (1956) tarafından toplanan numunelerde

Halobia neumayri BİTTNER

Halobia rugosa BİTTNER

Halobia subcomula BİTTNER

Üst Triyas yaşı olarak saptanmıştır.

b) Çakıltası:

Bölgemizde Üst Triyas formasyonlarının üst seviyesi olarak düşünülen ve kalınlığı değişik olan bu çakıltaları genellikle Permiyen kireçtaşlarının hemen altında mostra vermektedir. Çakıl taşları Triyas'ın çekilde (regresyon) artığı olarak düşünülmektedir. Bahçeler köyünün güneyinde, dere içinde çakıltalarında yapılan incelemede, Triyas'a ait miltası, kilitası, parçaları izlenmiştir. Çakıltaları, Bahçeler köyünün doğu ve güneyinde, Kızıltepenin yamacında göstermelikleri (mostralari) izlenebilmektedir (Şekil: 1).

Çakıtaşlarının, hava ile temas yüzlerinin rengi: alterasyondan dolayı sarı-kahverengi, yer yer gri, içerisinde bulunan çakıllar 0.8 mm. ile 1.5 cm. arasında değişmektedir. Çakılların petrografisi: mikrolin, pertitik büyümeye gösteren ortoklos, albit, kuvars, boynuztaşı, yazigraniti, kuvarsit, mikaşist, gnays parçalarıdır. Permiyen olarak düşündüğümüz kireçtaşı çakılları ortalama 4 cm. civarında büyülüğe sahip, çok seyrek olarak görülmektedir. Bu kireçtaşı çakılları yer yer köşeli ve kakılmış hissini vermektedir. Hakim çakıl kuvars çakılıdır.

Çakıtaşları ile Permiyen kireçtaşı dokanakları, genellikle tektonik ezilmeli olup, arazinin değişik yerlerinden alınan örneklerin incelenmesinde; içinde buluna kireçtaşı çakıllarında, Fusillinae fosil kırıkları izlenmiştir.

Senozoyik

Çalışma alanında, Senozoyik volkanitlerle temsil edilmiştir. (Bakınız Magmatizma bahsi) Sahanın yakını civarında Senozoyik yaşılı gökel kayaçları boldur.

Kuvarterner gökelleri olarak: aliivyon gökelleri dar alanlarda, vadide çakıl ve toprak örtüsü şeklindedir.

MAGMATIZMA

Magmatik faaliyet oldukça yoğundur. Sokulum (intürüzif) kayaçları izlenmemiştir. Volkanik kayaçlar vardır. Sahanın büyük bir kısmını kapsayan volkanik taşları: dasit, riyodasit, riyolit, andezittir. Volkanitler: dasit, andezit olarak jeoloji haritasında ayrılmış olup, dasitlerle riyolitleri (her iki taş türüde aşırı derecede altere olduklarından) sahada ayırma olanağı elde edilememiştir (Şekil: 1-3).

Balya ilçesinin oturduğu alanda, Daridere'sinin güneyinde, volkanitler göstermelik (mostra) vermektedir. Sahanın dışında da yayılımı çok genişir.

Volkanitler, Permiyen, Triyas ve çalışma alanı dışında kuzeyde, Jura-Alt Kretase formasyonlarını kestiği saptanmış olup, kesin olarak yaşlarını belirtir bir bulgu izlenmemiştir. An-

cak bunların yaşıının Tersiyer olduğu düşünülmektedir. (Kaaden 1957, Aygen 1956, "Neojen yaşı" olduğunu söyler. Mohr 1959 "volkanik faaliyetin başlangıcı Orta Eosen ile Üst Miyosen yaşıdır der"; Gjelsvik, 1962) Özellikle Bahçeler köyü ile Maden deresi arasında Üst Triyas formasyonlarını delerek çıkış mostra verdiği saptanmıştır. Andezitler ise dasitlerden daha gençtir. Andezitler dasitleri kesmektedir. (Aygen 1956, Akyol 1973).

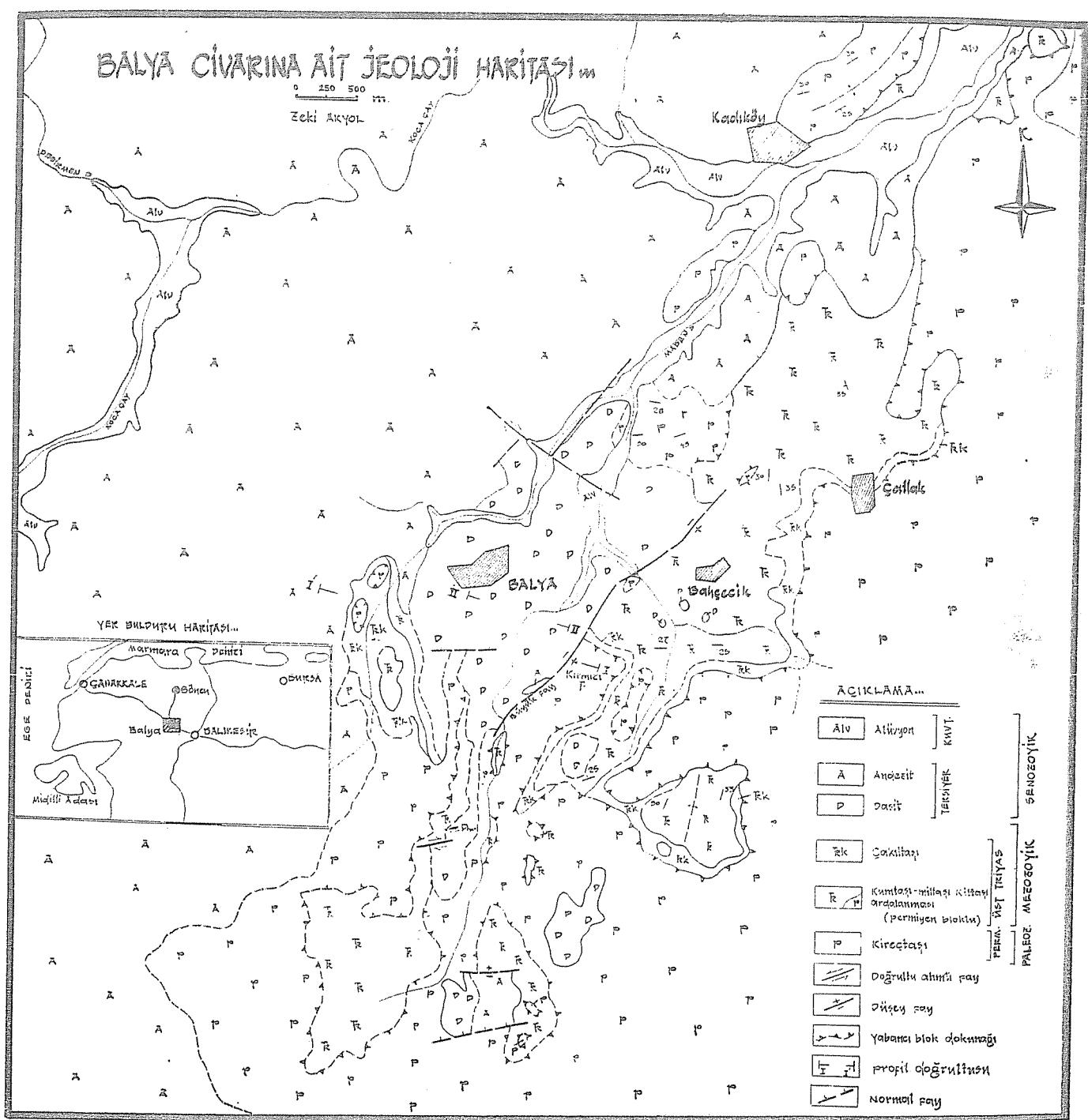
Volkanik faaliyetin KD-GB doğrultulu faylar ile ilgili olduğu düşünülmektedir.

Dasitler: fazla alterasyona uğramış ve renkleri genellikle: alterasyondan dolayı, kahverengi ve kırmızımsı kahverengidir. Yer yer silislesme, piritleşme ve kaolenleşme belirgindir. Kireçtaşlarını kestiği yerlerde ve dasitkireçtaşı dokanağında 1-3 m. arası değişen mermerleşme saptanmıştır. Kırmızı tepe civarında dasitleri kesen andezit dayakları izlenmiştir.

Dasitlerden alınan örneklerin petrografik inceleme sonucu: feno ve mikrofenokristaller halinde kuvars, karbonatlaşma ve kil mineralleşmesi gösteren oligoklas, tamamen opaklaşmış, kalsitleşmiş, hornblend kapsamakta olup, hamur (matriks): mikro oluşumlar halinde kuvars (kısım hidrotermal oluşum) ve tamamen kil mineralerine dönüşmüş feldspat, camsı materyalden ibarettir. Gözle bakıldığından beyazıntrak, ayırmış dasitler gayet belirgindir. Otomorf kuvars görülmektedir.

Balya ilçesinin kuzeyinde ve batısında geniş yayılmış olan andezitler: gri ve koyu renkli, hava ile temas yüzü gri, porfirik, feldspat fenokristallerini kompakt bir hamurun çevrelediği görülür (Şekil: 1).

Balya, batusından alınan andezit örneğinin petrografik incelemesi sonucu: feno ve mikrofenokristaller halinde hornblend ojit, zonlu büyümeye gösteren oligoklas kapsamakta olup, hamur (matriks): mikroğubuklar halinde plajiolas, hornblend, az biyotit, magnetit ve kristalleşme gösteren camsı materyalden oluşur. Ayrıca örnekte çok az miktarda hidrotermal kuvars ve kalsitleşme saptanmıştır. Andezitler de genellikle alterasyona uğramışlardır.



Şekil 1: Balya civarına ait jeoloji haritası.

Ayrışma gösteren riyolitten aldığımız petrografik inceleme sonucu: kil mineralleşmesi ve serizitleşme göstermekte ve mikrofeno kristaller halinde sanidin, kuvars, hematitleşme ve limonitleşmiş mafit kapsamakta olup hamur (matris): mikro oluşumlar halinde kuvars (kışmen sekonder oluşumlu) serizitleşmiş ve kil mineralerine dönüştürülmüş feldspat ve camsı malzemeden ibarettir.

TEKTONİK

Permiyen yaşlı kireçtaşı blokları Üst Triyas sedimantasyon havzası içinde gelişigüzel konumludur. Bunlar havza içine, havzada gelişen düşey blok hareketler sonucu çekim kaymaları ile geldiği ve bu işlemin tavan çakıltasının gelişme başlangıcına kadar devam ettiği düşünülmektedir. Diğer bir deyimle Tetisi etkilemiş olan gerilme kuvvetlerin (Bingöl 1973) meydana getirdiği göküntü havzalarına gelen blokların, gerilim islevinin son bulması ile Üst Triyasın sonlarına doğru yavaşladığı tavan çakıltasının çökelme başlangıcı ile durduğu düşünülmektedir. Bununla birlikte, bu evrim içinde tektonik sınır belirgin değildir (Şekil: 1-3).

Üst Triyas denizinin çekilmesinden sonra, yabancı örtü (allokton örtü) kireçtaşları havza ya itilmişlerdir. Yabancı örtü kireçtaşlarının doğrultusu kuzeydoğu-güneybatı, itilmenin de doğu-güneydoğudan geldiği düşünülmektedir. Aygen 1956: "şaryaj", Mohr, 1958: "devrik kıvrım", Gjelsvik, 1958: "ters çevrilmiş kıvrım" der.

Yabancı örtü kireçtaşları genellikle Üst Triyasın tavan çakıltası üzerinde bulunmaktadır. Yabancı örtü kireçtaşlarının görüldüğü yer, Balıya'nın bir kilometre kadar güneydoğu yönünde bulunan Kızıltepe'nin doğu yamacıdır. Burada yapılan incelemede, dokanakta tektonik ezilme, bresleşme belirgindir.

Diğer taraftan, Triyas çakıltaları içinde bulunan çakıllar incelendiğinde, bu çakılların iyi yuvarlanmış olduğunu, fakat Permiyen kireçtaşçı çakıllarının ise, seyrek ve kireçtaşçı-çakıltası dokanından uzaklaşıkça azaldığını ve çakılların bireşik görünüşlü olduğunu saptadık. Bu da, Permiyen kireçtaşı çakıllarının sonradan tekto-

nik olarak konglomera içine kakılabileceği izlenimini vermektedir. Permiyen ve Üst Triyas dokanağı daima tektonik bir dokanaktır.

Üst Triyas formasyonlarında, ufarak kıvrımlar olağandır. Bilhassa Bahçeler köyü civarında yapılan incelemede bu durum izlenebilmektedir. Üst Triyas'ın gökelmesinden sonra meydana gelen hareketlerle, Triyas öncesi hareketlerin çalışma alanında fazlaıyla karmaşıklık gösterdiği ve bu kıvrımlanmaları belirtir gerekli ölçülerin alınmadığı, ancak Üst Triyas formasyonlarının fazla kıvrımlı olduğu düşünülmektedir.

Tersiyerde gelişen magmatik faaliyet, volkanitlerin kırık zonlara yerlesmesi şeklinde düşünülmektedir.

Faylar

Çeşitli kuvvetler etkisi altında kalan çalışma alanımızda çeşitli karakterde faylar saptanmıştır. Genel kırık hatları KD-GB doğrultuludur. Bu doğrultuya dik gelen ufak faylar izlenmiştir.

"Büyük fay" ismi verilen ve Kırmızı tepe-den geçen fay, çalışma alanımızındaki en büyük kırık zonudur. Bu fay, Permiyen kireçtaşı ve Üst Triyas çökelleri ile dasit ve andezitlerin dokanlığında bulunmaktadır. Fay mostrasının üzerinde yapılan incelemelerde, yaşının dasitlerin yaşıdan eski olduğu düşünülmektedir. Zira dokanakta dasitlerde tektonik izler saptanamamıştır. Fakat kireçtaşlarında bresleşme görülmüştür. Bu fay mostrası üzerinde yapılan incelemede, fay düzleminin düşeye yakın olduğu saptanmıştır. Ancak derinlere doğru kuzeybatıya eğimli olduğu ve eğimderesinin elli civarında bulunduğu düşünülmektedir (Şekil: 1).

Balya madeninin yerlesmesinde, bu fay ve bölgenin yapısal konumu ile doğrudan ilişkili olduğu ve sokulum kayacı şeklinde olan dasitlerin derinlerde daha asit olabilecek kayaçlarla ilgili olduğu düşünülmektedir.

Diğer bir düşey fay da, Balya'nın hemen kuzeyinde ve kuzeydoğu-güneybatı doğrultusunda uzanmaktadır. Bu fay, genç bir doğrultu atımlı fayla kesilmiştir.

EKONOMİK JEOLOJİSİ⁽¹⁾

Cevher yatakları

Balya madeninin cevherli göstermeliği (mostrası) yüzeyde izlenmemiştir. Sahada geniş yayılımı olan dasitlerin ayrışmasıdır.

Eski işletmelere girip inceleme yapma ola-nağı yoktur. Sarısı isimli galerinin küçük bir bölümüne girip, kireçtaşı bloklarının çatlaklarında ve dokanakta az cevherleşme izlenebilmiştir. Ekonomik değeri yoktur.

Sahanın yapısal özellikleri, kireçtaşı bioklanının konumu ve dasitlerin sokulum şekli irdele-nerek bir bileşime gidildiğinde, bölge ekonomik cevher yatakları içeren bir potansiyele sahip ol-duğu yargısına varılmıştır.

Bu koşullar altında yapılan gözlem sondajları Balya'da şu tip cevher yataklarının varlığı düşünülmektedir:

- 1 — Damar tipi cevher yatakları
- 2 — Saçılış (dissemine - emprenye) tip cevher yatakları
- 3 — Dokanak (kontakt) tipi cevher ya-takları

1 — Damar tipi cevher yatakları:

Bu tip cevherler, çoğunlukla Permiyen kireçtaşı bloklarının düzensiz eklem ve fay sistemleri ile dasitlerin eklemelerinde izlenebilmektedir. Bu tip cevherlerin uzanımları hakkında şimdilik bir bilgimiz yok. Ancak kalınlıkları mikroskop ölçüden birkaç metreye kadar çıktıığı düşünülmektedir. Bu tip cevherleri, başlı başına ekonomik yatak olmayacağı düşünülmekle birlikte, işletme sırasında ekonomik katkıda bulunabilirler (Şekil: 2).

Hidrotermal sıvılar, cevher çökelimi (kon-santrasyonu) için uygun olan zayıf zonlara yerleşmişlerdir. Dasit çatlaklarında görülen cevherleşme: realger, orpiment, galenit, sfalerit, pirit şeklindedir.

Kireçtaşı eklem ve faylarına yerleşen cevher ise: galenit, sfalerit, antimonit, pirit, realger ve orpimenttir.

Damarlar, içerdikleri minerallere görede kabaca üç kısma ayrılabilir. a) pirit damarları, b) piritli sfaleritli, galenitli, c) orpimentli, realgarlı damarlar; bir yerde de sfaleritli antimonit damarı izlenmiştir.

2 — Saçılış (dissemine - emprenye) tip cevher:

Bu tip cevherler altere dasit içinde çok az bulunmaktadır. Hiçbir ekonomik değeri olmadığı düşünülmektedir. Saçılış olarak: pirit, gale-nit ve sfalerit izlenmiştir. Kovenko (1940) "por-firik cevher" olarak isimlendirmiştir.

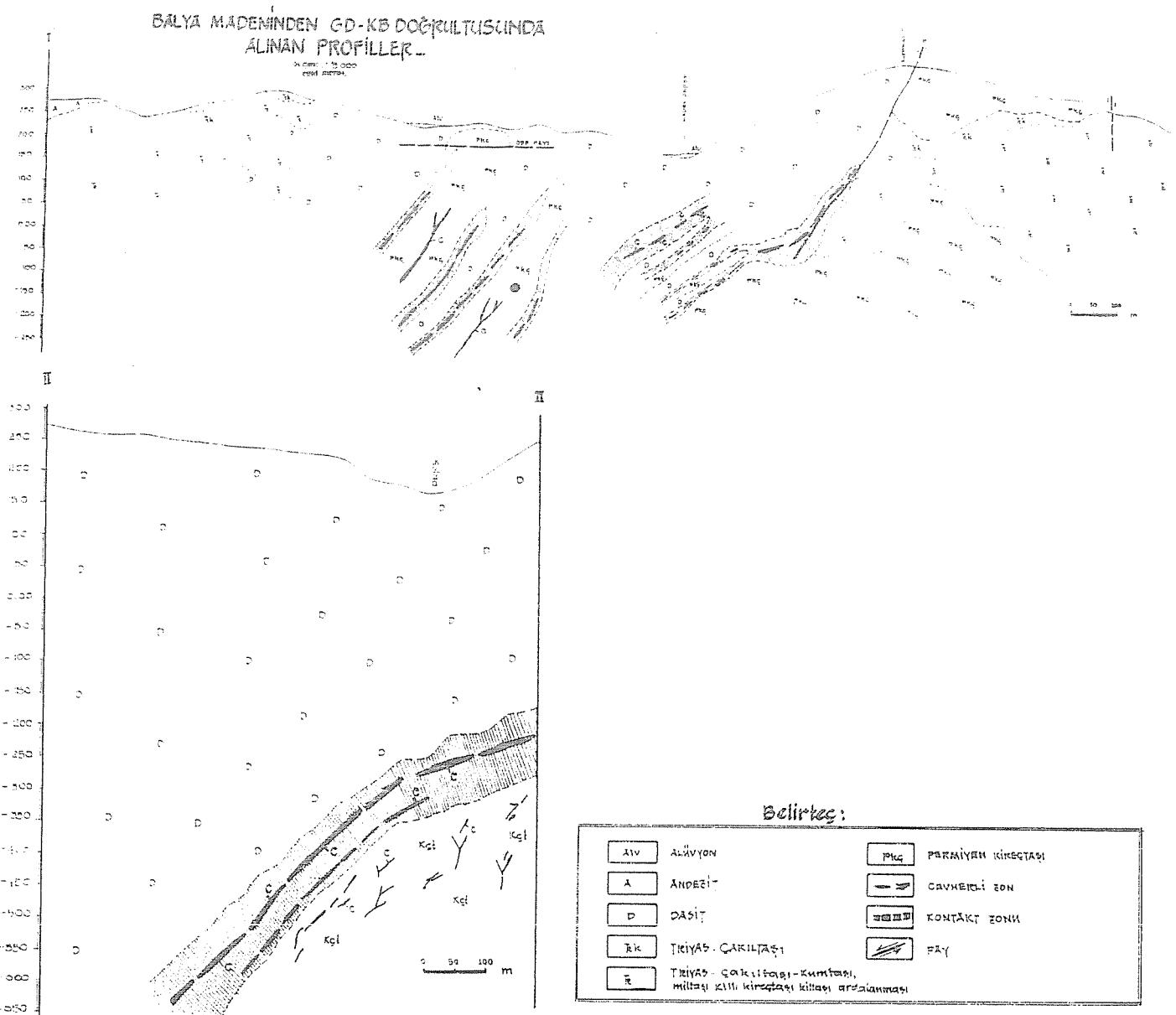
3 — Dokanak (kontakt) tipi cevher:

Gerek eski işletmelerde yapılan çalışmalar ve gerekse bizim yaptığımız incelemeler sonucu, dokanak tipi Weiss (1901); Berg (1901); Kaa-den (1957); Mohr (1959); Gjelsvik (1962); Cor-onini (1965); cevher yatakları Balya'nın eko-nomik yatakları olabileceği kanısını uyandırmış-tır. Bu tip cevherleşme görünürde dasit ile kireç-taşı blokları dokanaklarında bulunmaktadır. Ancak derinlere doğru asitik kayaç sokulumu düşünülmektedir. Geniş anlamda asitik sokulum (intürüzif-girme) kayaçları ile karbonatlı kayaç dokanaklarında demek daha doğru olur kanısn-dayız. Zira geniş anlamda karbonatlı kayaçlar, silili bir kayaya veya demiroksitlerinin ilavesiyle "skarn'a veya granatlı dokanak kayacına de-ğiştiği düşünülmektedir. Cevherli dokanak zon-larında skarn mineraleri gelişmiştir (Şekil: 2).

Dokanak zonunda izlenebilen başlıca cevher mineraleri: Magnetit, pirit, pirotin, arsено-pirit, kalkopirit, markazit, tetraedrit, galenit ve sfalerittir.

Kontakt metazomatik (pirometazomatik - dokanak ornatma-değme ornatma) yataklar co-ğunlukla sokulum kayacının, çevre kayaçları or-natmaları yoluyla meydana gelmektedirler, (Sing-wald 1959). Yukarda sayılan mineralerin bazı-

(1) Balya madeni ile ilgili ayrıntılı çalışmalar M.T.A. tarafından sürdürülmektedir. İlerde "Balya Madeni" isimli ayrıntılı bir yayın düşünülmektedir.



Şekil 2: Balya Madeninden GD—KB doğrultusunda alınan profiller.

ları yüksek sıcaklık minerallidir. Bu varsayımdan giderek, sahamız yakınında ve dışında görülen genç granit veya granodiyoritleri de gözönüne alarak dasitlerin altına asitik sokulum (intürüzyon) düşünülmektedir.

Dokanak zonumun başlıca kayacları

Granat-sillimonit hornfels, kuvars-albit-al-kali-feldspat-andaluzit hornfels, kuvars-albit-grossular-kalk-epidot-klorit-skarn, seconder olarak kalsitleşmiş-silisleşmiş kalk silikat skarn,

silisli dolomit skarn, kalk-andradit-diopsit psöodozoosit-epidot skarn saptanmıştır.

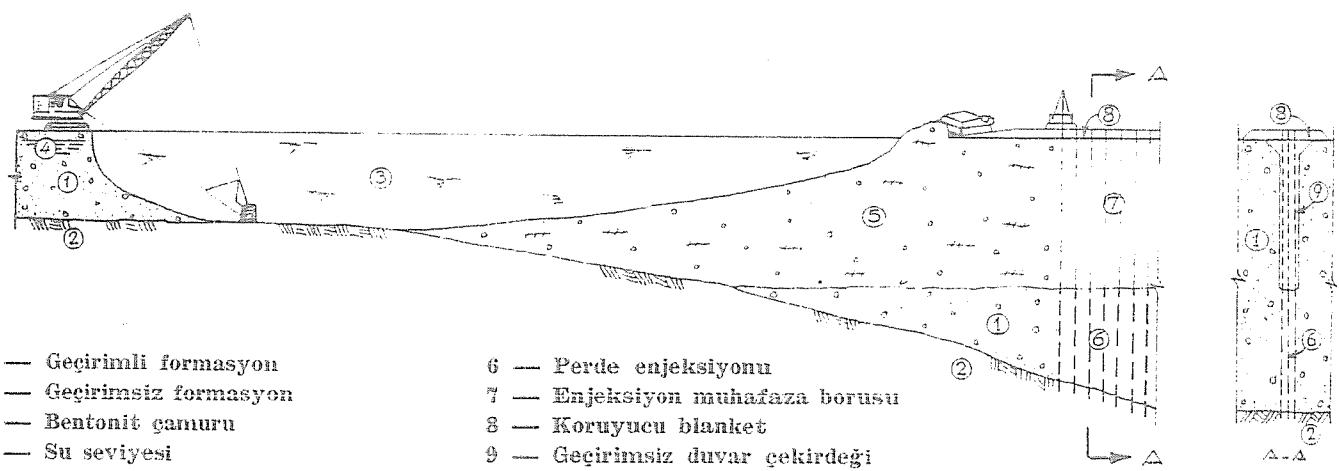
SONUÇ VE ÖNERİLER

Yapılan çalışmalar sonucu saha ve yapısal verilere dayanarak, yeraltı maden potansiyelinin yüksek olduğu kanısına varılmıştır. Çağın teknolojik koşulları da göz önüne alınarak bin metreye kadar olan potansiyelin ortaya konması ülkeye ekonomisi açısından yararlıdır.

BALYA CİVARINA AİT LİTOLOJİ SÜTÜN KESİTİ

ÜST SİSTEMLER	SİSTEMLER	SERİ	FORMATİYON	KALINLIK (m.)	LİTOLOJİ	ACIKLAMALAR
Senozoyik	Terciyesi	Nesojen		250 1010 ± 300 ?	ALAVYON ANDEZİT DASİT	ÇAKILTAŞI PERMİYEN KİREÇTAŞI BLOKLARI Sarı kahverenkli çakıllar 0,8 cm ile 1,5 cm arasında değişmektedir.
Mecozoyik	Triyos	İst. Triyos	Karaköy (?)	950 860 ± 150 720 ± 300 600 500	PERMİYEN KİREÇTAŞI BLOKLARI KUMTAŞI MİLTASI, KİLİ İCT. ARDALAMASI Genel rengi gri-siyah-yeşil, kurumlu, kiltasları, yer yer laminereli, çok zayıf şisti sıralımlı kumtaşlarla da kuvarsit gizliks kuvars mevcuttur	
Paleozoyik	Permisiyen			360 240 120	KİREÇTAŞI (ALLOKTON) Üst triyos icinde ve üstünde bloklar halinde bulunan bu kireçtaşları Beyaz- gri-siyah renkli çatlaklı kalsit damarlı rekristalize yer yer bol fosilli tabakalanma belirtin değil	

Şekil 3: Balya civarına ait litoloji sütun keneti.



Şekil 1: Perde enjeksiyonu ile geçirimsizlik duvarı çekirdeği yapımı.

Aslantaş Barajındaki uygulamada bentonit çamuru ile geri dolgu denen malzeme aynı anda kullanılmaktadır.

Yazında anlatılan ilk bölüm A.B.D. sistemi olup Aslantaş'daki uygulama ise Fransız Sole-tanche firmasının kendine özgü yöntemdir. Bu-rada mümkün olduğu kadar somut gözlemler sonucu elde edilen bilgiler yazıya aktarılmıştır.

BULAMAÇ HENDEĞİ SIZDIRMAZLIK PERDESİ YÖNTEMİNİN ÖZÜ

Bu yöntemle çekirdek hendeğinin yapımı, dik kenarlı hendek kazıp bunu bentonit çamuru ile destekledikten sonra, hendeğin seçme toprak geçişiyle (kum, silt ve cimento olabilir) harmanlanması ve yeniden doldurulmasından oluşur. Kazılan malzeme hendekten dışarı atıldıktça bentonit çamuru verilir. (Kazılan hendek sürekli bentonit çamuru ile dolu duracak şekilde olmalıdır.) Sudan azıcık daha ağır olan bu çamur hendek duvarlarına yeterli basınç vererek dik durmalarını sağlar. Yeterli uzunlukta hendek kazıldıktan sonra geri dolgu (tekrar dolgu) işlemi başlar. Geri dolgu malzemesi ile birleştirilen bentonit çamuru geçirimliliği azaltır. Aynı zamanda ince ve iri geri dolgu malzemesinin harmanlanmasına yardım eder ve geri dolgunun çökelme koşullarını geliştirir.

BULAMAÇ HENDEĞİ YÖNTEMİYLE YAPILAN ÇEKİRDEK HENDEĞİNİN PROJELENDİRİLMESİ

Dolgu barajlarında bulamaç hendeğinin perde- si çekirdek hendeğinin normal olarak altına yer-

leştirilir, veya memba seddesi boyunca bir palye yada örtü altındaki bir lokasyonla sınırlanır-labilir.

En ekonomik lokasyon, baraj kesitine, temel koşullarına yapım sırasına ve yapım teknigine bağlıdır.

Merkezi lokasyonun avantajlarından bir tanesi teknik yönden olup sizdirmeklik perde duvarının üst kısmı ile çekirdek arasındaki dokanakta daha yüksek basınçlar olacak dolayisile olası su kaçaklarına karşı dokanak boyunca koruyuculuk görevi yapacaktır.

Bir memba lokasyonun teknik avantajları şunlardır:

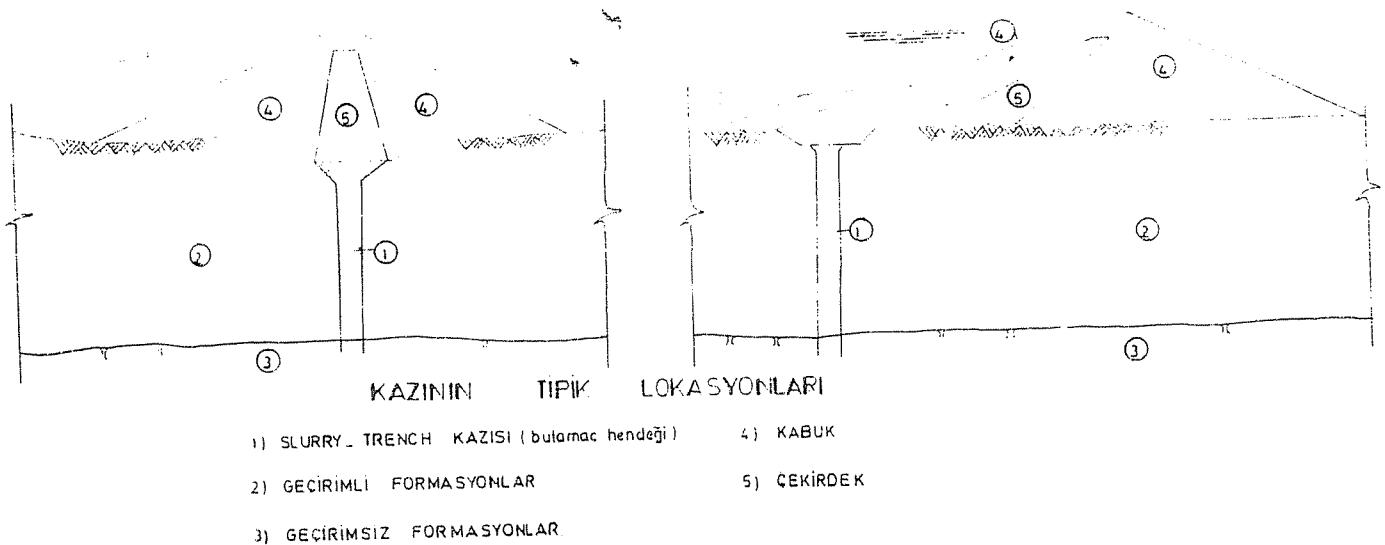
— Eğer rezervuar düzeyi indirilebilirse göl alanı ileriki işlemler için hazır duruma gelir.

— Memba kil çekirdek hendeğinin aşamalı inşaatı kolaylaştırır.

— Ana zemin çalışmaları ile eş zamanda enjeksiyon yapılmasını sağlar. Sızdırmazlık perdesi, tipik kazı lokasyonu şekil 2 de gösterilmiştir.

a) Çekirdek hendeğinin (out-off) genişliği: Çekirdek hendeklerinin çögünün amacı su sızıntısını önlemektir; ya toplam sızıntı miktarını azaltmak veya yeterli ısı kaybına neden olarak burulanma olayına karşı temeli korumaktır. Çekirdek hendeğinin projedeki genişliği, çekirdek hendeğinin, geri dolgu gerecinin seviyeleri ve bitişik temel gereçleri üzerindeki yükün bir fonksiyonudur.

Kolombiya Nehri üzerindeki Wanapum Barajının çekirdek hendeğinin geri dolgu malzemesinin seviyeleri ve bitişik temel malzemesi üzerinde Laboratuar deneyleri yapılmış ve so-



Şekil 2: Kazının tipik lokasyonları.

nuçta bulamaç ile inşa edilen çekirdek hendeğinin geçirimlilik kat sayısının 10^{-6} ile 10^{-5} cm/sn arasında değişmiştir.

b) Çekirdek hendeğinin kesinliği: Geçirimli zon ana kayaya kadar uzandığında, çekirdek hendeğinin normal olarak ana kayaya kadar ulaşmalıdır. Lokal olarak derin zonlarda, enjeksi-

yon yapılmış bir çekirdek hendeği sızdırmazlık perdesi ile bireleştirilerek limit derinliklerden daha derine ekonomik bir çekirdek hendeği yapılabilir.

Cesitli projelerdeki maksimum yük ile çekirdek hendeğinin genişliği ve derinliği ile ilgili örnekler tablo 1'de verilmiştir.

Proje Adı	Temel Malzemesi	Hendek Genişliği	Maksimum Su Yükü	Düşünceler
Kennewick Seddesi Mc. Nary Baraj Projesi, Kolombiya Nehri Washington ABD Wanapum Barajı	Açık çakıl zonlu kumlu veya siltli çakıllar $k = 0,4 \text{ cm/sn.}$	1.89 m. ana çekirdek	4.92 m.	1952 de inşa edildi. Maksimum derinlik 7 m.
Kolombiya Nehri Washington ABD	Çakılı ve çakıl kum	3.28 m.	27.8 m.	İnsaat öncesi deney hendeği. Pompalanan lab. borulanma deneyi hendeğin altının enjeksiyonu. İnsaat 1959-62 arası maksimum derinlik 58
Mangla kapatma Barajı B. PAKİSTAN Duncan Göl Barajı Duncan Nehri KANADA	İri çakılı, kumlu çakıl İnce çakıl, iri kum	3.28 m. ana çekirdek	72.4 m.	1964 de yapılmıştır. Maksimum derinlik 7 m.
Wells Barajı Kolombiya Nehri Washington ABD	Silt-ince siltli kum zonu üzerindeki kum ve çakıl $k = (\text{yüzey zonu})$ $= 1 \text{ cm/sn.}$ Geçirimli çakıllar	3.28 m. memba seddesinde	32 m.	1965-66'da yapılmıştır. Maksimum derinlik 18 m.
		2.52 m. ana çekirdek	21.3 m.	1964'de yapıldı. Maksimum derinlik 24 m.

(Jack C. Jones 1967)

Tablo: 1 — Bulamaç hendeği yöntemi ile inşa edilen sızdırmazlık perdelerinin karşılaştırılması.

HENDEĞİN TABANINDA YAPILAN İŞLEMLER

a) Ana kaya: Çekirdek hendeğinin ana kaya ulaşması halinde, tekrar dolgu yapılmadan önce hendeğ ile ana kaya arasındaki dokanakta sızıntıyı önlemek için ana kaya yüzeyindeki ceplerin, doğal çatlakların ve sonradan meydana gelen çatlakların içindeki geçirimsiz malzeme temizlenmelidir. Geri dolgu ile ana kaya arasındaki dokanakın yeterliliğini denetlemek için geri dolguda muhafazalı kuyu açılmalı ve basınç deneyleri yapılmalıdır. Su kaybı fazla olduğunda, dokanak boyunca enjeksiyon yapılabilir.

b) Gegirmsiz tortu: Sızdirmazlık perdesi geçirimsiz malzemelerin ana tortusunda çalıştığı zaman dokanaktan tam emin olabilecek derinlikte kazı yapılacaktır.

HENDEK TAVANINDA YAPILAN İŞLEMLER

Açılamış bulamaç hendeğinin üst genişliği (Flare) yapılan barajın temel koşullarına, baraj eksenine göre, hendeğin lokasyonuna ve geri dolgu malzemelerinin sıkıştırılma miktarına bağlıdır.

a) Eğer kil çekirdek memba topuğu yakınına yerleştirilmişse ve geri dolgu malzemesinin sıkıştırılabilme oranı temeldekine benzer yada ondan az ise sadece küçük bir genişleme veya bu genişleme çekirdeğin mansap kısmıyla sınırlanır.

b) Sızdirmazlık perdesi hendeğin baraj eksenine yakın bir yere yerleştirilirse veya tekrar dolgu malzemesi temel malzemelerinden daha sıkıştırılmış bir durumda ise daha geniş bir genişleme yapılır.

Büyük genişlemelerde sızdirmazlık perdesi ile barajın geçirimsiz dolgusu arasındaki geçiş, bulamaç ile karıştırılmış geçirimsiz dolgusundan oluşan pekişmiş bir malzeme ile sağlanabilir. Geçiş sızdirmazlık perdesi geri dolgusu yüzeyi ile Y.A.S. üzerinden genişlemenin en üst kısmına dek uzanır.

BULAMAÇ VE ÖZELLİKLERİ

a) Bentonit çamuru: Çekirdeği inşa etmede kullanılan bentonit çamuru 1/14 oranında doğal sodyum bentonit ve suyun karıştırılması ile elde edilir. (71.8 gr. bentonit / 1 lt su)

Bu bentonit parçacıklarının tam erimesini gerçekleştirene dek su ile birlikte karıştırılır.

Çamur özelliği petrol sondajlarında kullanılan sondaj çamurunun özelliklerine benzemektedir.

b) Kullanılan malzemenin denetimi:

1) Yoğunluk; Bentonit çamurunun yoğunluğu, düşük olursa hendeğin duvarları göbekbilir.

İstenilenen yüksek olursa kazı yapan dragline kovası çamurda yüzebilir ve kazı yapamaz. Aynı zamanda yüksek yoğunluk geri dolgu malzemesinin ayrışmasına neden olur.

Yoğunluk 1.44 - 140 gr/cm³ arasında olmalıdır.

2 — Viskozite ve jel mukavemeti,

3 — İnce malzemenin kazı sonucu dışarı atıldığından emin olmak için kum muhtevasını denetlemek gereklidir.

4 — Bentonit çamuru üst düzeyi iş durduğunda Y.A.S. düzeyinin, üstünde olacak şekilde ayarlanması gereklidir.

5 — Sert suyun bulunduğu bölgelerde:

— Kalsiyum iyonu: 1000 ppm'i geçtiği zaman katkı malzemesine bentonit (=1222 gr/lt serbet) veya soda külli eklemek gereklidir.

— Kalsiyum iyonu 500-1000 ppm arasında ise normal işlemler uygulanır.

— Suyun içindeki klorit iyonları 3000 ppm'i geçene dek bentonit çamuru etkilenmez.

6 — Sızdirmazlık perdesi yapımı tuzlu suda yapılrsa bentonit yerine Zeogel ticari ismi altında satılan lifli kil minerali olan Attapulgite kullanılır.

GERİ DOLGUNUN BİLESİMİ VE ÖZELLİKLERİ

Geri dolgu genellikle kazı sonucu artırılabilen malzemeden oluşur. Uygun bir geçirimsizliği sağlamak için geri dolgu karışımında iri malzemelerin boşluklarını doldurmak üzere yeterli ince malzeme kullanılmalıdır.

Bentonit ile beraber %10-25 arasında ince malzeme yeterli olmaktadır.

Geri dolgu için tavsiye edilen derecelenme limitleri:

Elek Çapı (A.B.D. Standartı)	Ağırlık Olarak geçen %
3"	80—100
3/4"	40—100
No 4	30—70
No 30	20—50
No 200	10—25

Pratik olarak derecelenme ve filtre 3 ile 5 olmasının istenir.

Kohezyon olmadığı için silt, kazılan geçirimsiz malzemeye ince malzeme olarak katılması tercih edilir.

Büyük çakıl % sini içeren malzemelerde konsolidasyon az olmaktadır, ince kum ve siltli kum kullanılırsa konsolidasyon daha büyük olur.

SİZDİRMELİ PERDE YAPIMININ ASLANTAŞ BARAJINDAKİ UYGULANMASI

Aslantaş Barajı ve HES. İnşaat süresi içerisinde kazının kuruda yapılabilmesi veya YAS etkisinin minimum düzeye indirilmesi amacıyla memba ve mansap batardoları çevirme tünelleri çıkış yapıları önü, santral binası çevresinde ve dolusavak düşüm havuzunda sizdirmazlık perdesi yapılacaktır.

Memba ve mansap batardo dolgularında kıl çekirdeğinin ana kayaya bağlanması ve barajın oturacağı ana çekirdek kazısının kuruda yapılabilmesi ilkesinden gidilerek alüvyon enjeksiyonu yerine sizdirmazlık perdesi yapımı daha uygun görülmüştür. Batardo altlarında perdenin yapılacağı alüvyonun derinliği 20-25 m. arasında değişmektedir. Genellikle kötü tabakalaşmış yüzeyde 3-4 m. kalınlığında silt ve ince kum düzeyi içerir. Derinlere gidildikçe iri taşlı siltli kum-çakıl vardır. Pompa deneyi sonuçlarına göre geçirimlilik katsayı $K=2.10^{-2}$ cm/sn dir.

Aslantaş barajında uygulanmakta olan bulamaç hendeği yöntemiyle sizdirmazlık perde yapımı Fransız Soletanche Firması tarafından yapılmaktadır.

Yöntemin özü

Düşey ve 90 cm. genişliğinde hendek kazıp sürekli bulamaç ile dolu kalacak şekilde kazı yapılır. Bu yöntemle geri dolgu yerine çimento, bentonit çamuru ile beraber aynı anda kullanılmaktadır. Karışma 1 kg da toz şeker katılmaktadır. Hendek her zaman bulamaç ile dolu duracak şekilde ayarlanır. Kazı bitiminde bulamaçın prizlenme süresi 5-7 gün arasında değişmektedir. Bu yöntemle (Kelly-Grab makinası ile) inşaatı bitmiş ve daha sonraları bazı nedenlerden etkilenmiş su kaçagi olan barajlarda sizdirmazlık perdesi yapılarak su kaçakları minimum düzeye indirilmiştir. Örneğin - İngiltere'de Balder-

head Barajındaki 50 lt/sn lik su kaçagi işlem sonucu 6 lt/sn. ye düşürülmüştür. Yine aynı şekilde Meksika'da Nexapa Barajındaki 24 lt/sn lik su kaçagi 10.5 lt/sn. gibi bir değere indirilmiştir.

Aslantaş Barajında bulamaç hendeği yöntemiyle sizdirmazlık perdesinin uygulandığı alanlar:

Memba batardosu ekseni	:	4500 m ²
Mansap batardosu ekseni	:	2750 "
Çevirme tünelleri çıkış yapısı önü	:	2050 "
Santral binası çevresinde	:	2275 "
Dolusavak düşüm havuzunda	:	9000 "

Toplam alan: 20575 m²

Perde yapımı projelendirmesi baraj inşaatına uygun olarak ayarlanmış olup uygulanış sırası:

- 1 — Çevirme tünelleri çıkışı
- 2 — Santral binası çevresi
- 3 — Memba batardosu ekseni sol yakası
- 4 — Dolusavak düşüm havuzu
- 5 — Memba batardosu ekseni sağ yakası
- 6 — Mansap batardosu ekseni

şeklindedir.

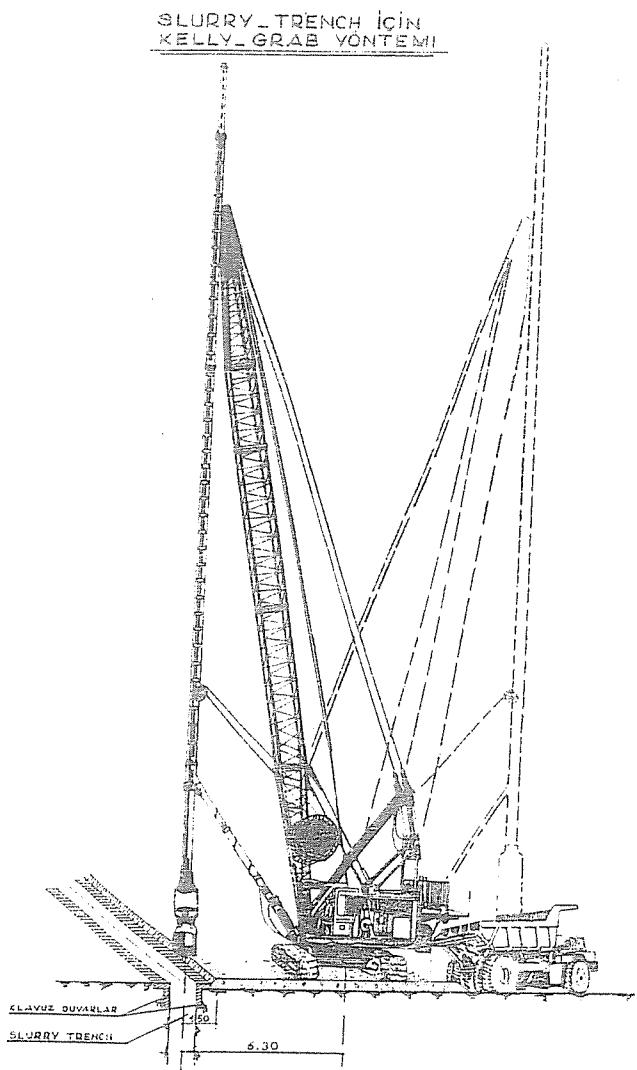
Aslantaş Barajında bulamaç hendeği yöntemiyle yapılan sizdirmazlık perdesi yapımı için kullanılan araç ve gereçler: (Şekil 3)

Araçlar:

Çimento silosu	:	125 ton kapasiteli
Karıştırıcı kazan / mikser	:	15-18 m ³ /saat
Dinlendirme havuzu	:	100 ton
Basınç pompası	:	35-40 m ³ /saat
Kazıcı makina ve başlığı	:	32 m. derine kazı yapılabılır.
(Pinguey ve Kelly)		
Kazıcı uç	:	0.90x2.20 m. kazı yapılabılır.

Bulamaçın özelliği:

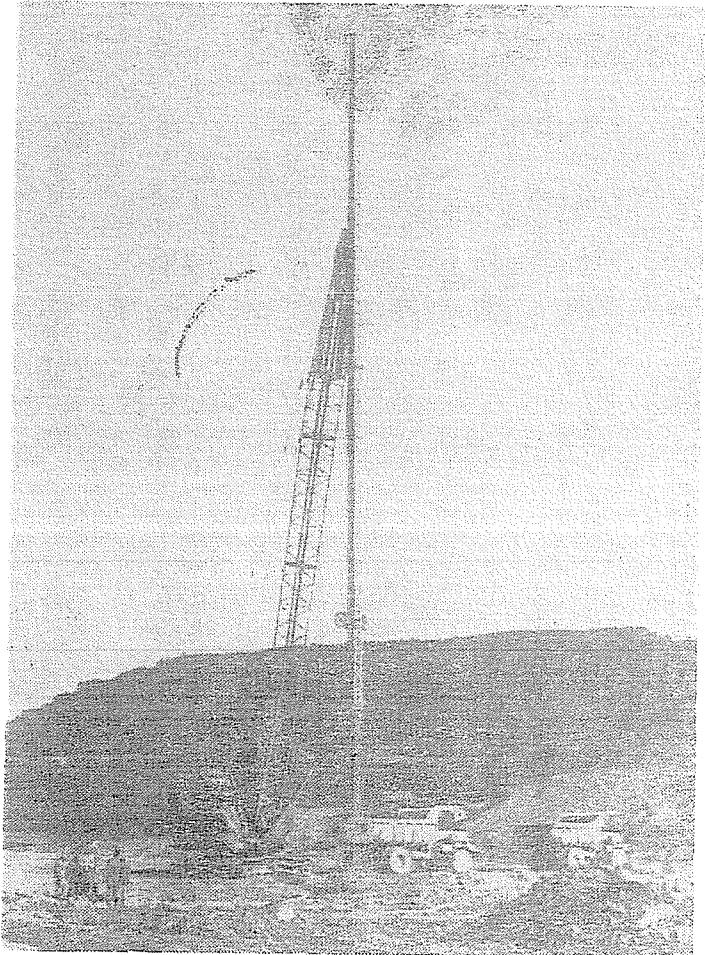
a) Karışım oranları	Ağırlık esasına göre
Bentonit çamuru	: %95 su %5 bentonit
Bulamaç (Slurry)	: %64 bentonit çamuru %20 çimento %16 su 1 kg toz şeker
b) Özellikleri:	
Viskozite	: Bentonit çamuru : 32"-36" Bulamaç : 53"-55"
Yoğunluğu	: 1.25 gr/cm ³
Çökelme süresi	: 7 saat sonunda %2
Basınç dayanımı	: 28 gün sonunda 3.4-4 kg/cm ²



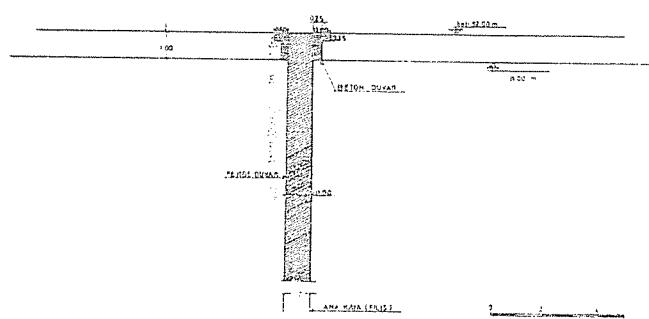
Sekil 3: Slurry - Trench için Kelly-Grab yöntemi.

Bulamaç hendegi sızdırmazlık perdesinin yapımı

Sızdırmazlık perdesinin yapılacağı bölümde kolay çalışmayı sağlamak için 1 m. yükseğe kadar gelişgizel dolgu ile makinanın üzerinde gidebileceği bir platform yapılır. Ayrıca kazıda makinanın güzergah üzerinden kaymaması ve kulesinin düşey durması için yönlendirici beton duvarlar inşaa edilir (Şekil: 4). Makinanın kazıcı ucu (90x220 cm) güzergah boyunca ilk panoyu yukarıdan aşağı doğru kazar. Kazı işlemi sırasında devamlı olarak bulamaç kazılan çukura pompalanır ve kazı sürekli bulamaç içerisinde yapılır. Alüvyondaki kazının derinliği, ana kayaya 1-2 m. girinceye kadar devam eder. 1. pano kazıldıktan sonra 90 cm bırakılarak 3. pa-

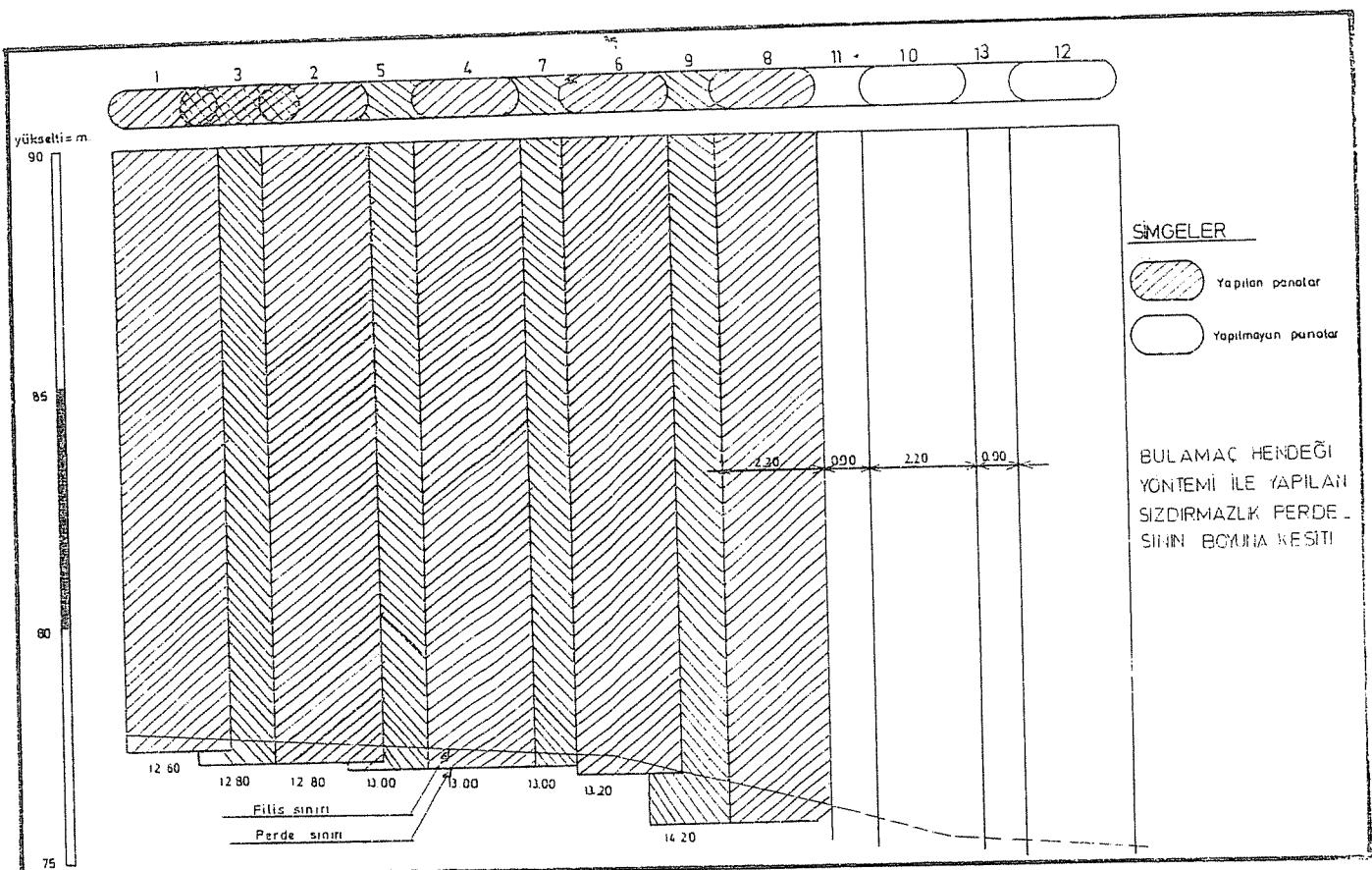


Resim: Aslantaş barajı memba batardosunda sızdırmazlık perdesinin yapılması.



Sekil 4: Bulamaç hendegi yöntemi ile yapılan sızdırmazlık perdesinin enine kesiti.

nonun kazılmasına geçilir (Şekil: 5). 3. pano kazıldıktan sonra 2. panonun kazılmasına geçilir ve işlem sırasıyla tamamlanır (Ara panonun 0.90 m. oluşu nedeni, alüvyonun içerisindeki iri



Sekil 5: Bulamaç hendeği yöntemi ile yapılan sızdırmazlık perdesinin boyuna kesiti.

parçalardır. En fazla 1.10 m. olması gereklidir, 2. pano arasında olusmasın).

İşlemdeki öncelik kazının bulamaç içerisinde yapılması ve dolayısıyla sızdırmazlık perdesinin yapımının birlikte yürütülmüşidir. Kazıcı makina alüvyon kazısı yaparken bulamaç da kazı yapılan yere pompalanmaktadır. Bulamacın yoğunluğu ve viskozitesi kazı sırasında perde duvarından olabilecek yıkıntıyı ve yer altı suyun dan basıncı önleyecek şekildedir.

Ana kayaya 1-2 m. kadar girilmesi, alüvyonda sızcak suyun ana kayaya (filise) etkisini önleyecektir. Bulamacın katılışma (piriz yapı) süresi toz şeker konarak geciktirilmektedir. İşlem sırasında çeşitli nedenlerle bir gecikme veya kazıcı makina ariza yaptığından bulamacın hemen katılışması önlenmiş olacaktır.

Sızdırmazlık perdesinin denetimi

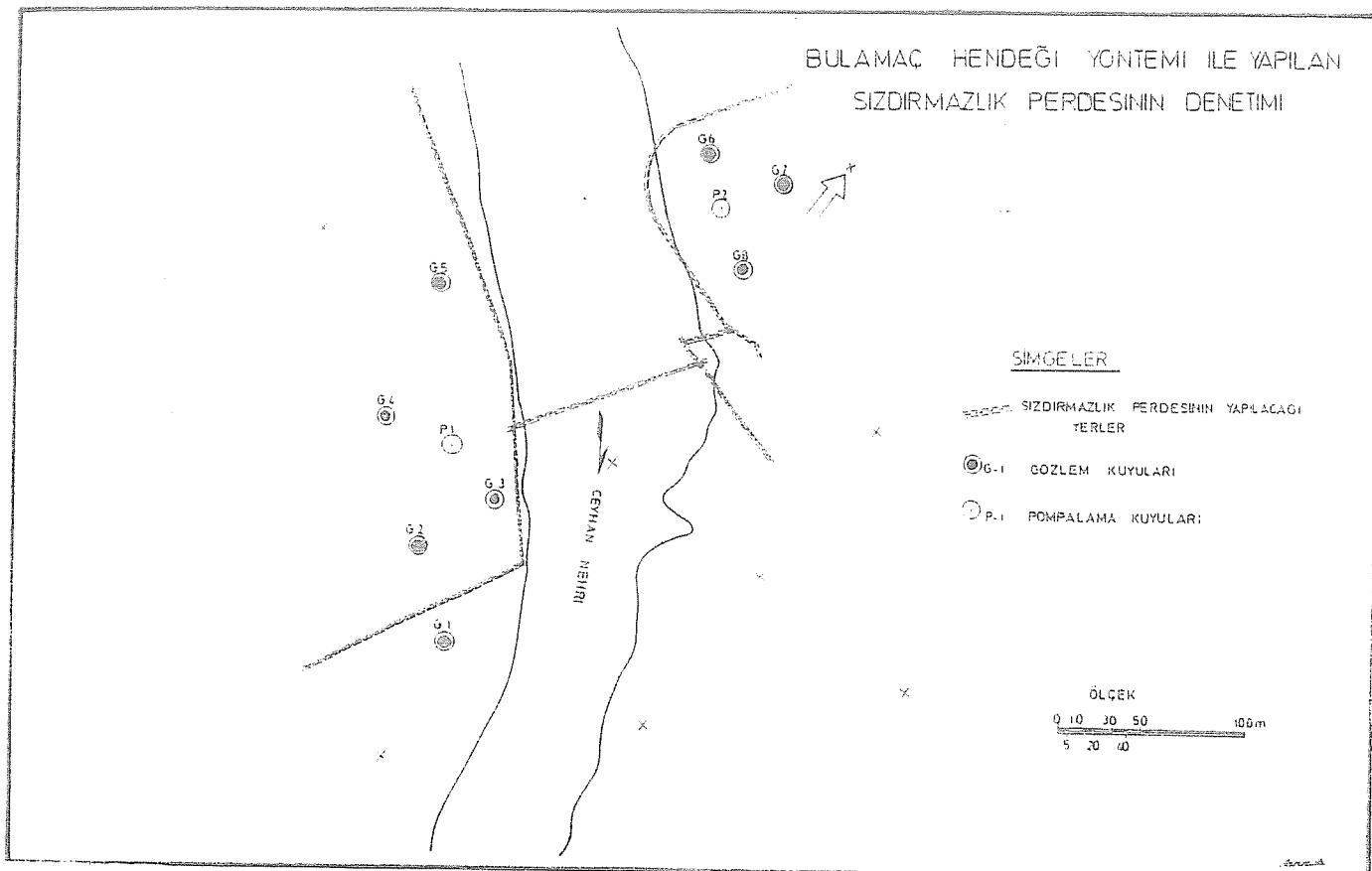
Bulamaç hendeği ile oluşturulan perdenin sızdırmazlığını öğrenmek için su yöntem uygulanır: Perdenin arkasına gözlem ve pompaj kuyuları açılır (Şekil: 6). Kuyuların derinlikleri

alüvyonun sonuna kadardır. Pompaj kuyusundan yeraltı suyu pompalanır ve gözlem kuyularından yeraltı su düzeyinin yükselişi de aynı şekilde kayıt edilir. Bu değerlerden perdenin sizan suyun debisini hesaplamak mümkündür. Bu şekilde perdenin geçirimli olup olmadığı denetlenmiş olur. Sızdırmazlık perdesini yapan yetkililer başarının %100 olduğunu söylemektedirler.

Süre ve Parasal yön

Bulamaç hendeği sızdırmazlık perdesi yapımında normal ilerleme hızı $5 \text{ m}^2/\text{saat}$ tır. Aslantaş Barajındaki uygulamada:

- Membə batardosu sol yakada 1 aylık çalışmanın ortalaması $5 \text{ m}^2/\text{saat}$.
- Dolusavak dirlendirme havuzunda 20 günlük ortalama hız $3 \text{ m}^2/\text{saat}$ olmuştur.
- Membə batardosu sol yakada toplam 1520 m^2 yapılmış ve 141.60 ton bentonit ile 620,45 ton çimento kullanılmıştır.
- Dolusavak düşüm havuzunda 20 günde (2 vardiya) makina 336 saat çalışmış 144 saat çeşitli arızalar nedeniyle çalışmamıştır.



Sekil 6: Bulamaç hendeği yöntemi ile yapılan sızdırmazlık perdesinin denetimi.

Toplam 1327 m² lik alan içinde 2118 m³ karışım (bunun içinde 500 ton çimento, 89 ton bentonit, 1560 kg şeker) kullanılmıştır. Ortalama olarak 3 m²/saat ilerleme yapılmıştır.

Personel olarak: 2 vardiya içinde 30 kişi çalışmaktadır.

1 m² alanın yapımı için 1.5 - 2 m³ bulamaç harcanmaktadır. Parasal değeri malzeme ve işlenim yapılması dahil 1800-2000 TL./m² dir (Birim somut gözlemlerimize dayanarak elde edilen sonuc)

SONUÇ

Ülkemizde ve diğer ülkelerde zaman yönünden büyük avantajlı olan bulamaç hendeği yöntemi ile sızdırmazlık perdesi yapım çalışmalarları devam etmektedir.

Bu yöntem ilk kez 1952 yılında uygulanmış ülkemizde ise ilk kez Aslantaş Barajında uygulanmaktadır.

Kesin sonuçları kazıya geçilince denetlenebilecektir. Süre ve parasal yönden diğer yöntemlere (düsey kazıklar, kesisen kazıklar, alüvyon enjeksiyonu v.b.) göre daha kısa sürede yapılabilmekte ve daha ucuz mal olmakta ve emniyetli görülmektedir.

KATKI BELİRTME

Çevirilerde Jeoloji Mühendisi Hasan Özaslan yardımcı olmuştur.

YARARLANILAN KAYNAKLAR

Aşıcıoğlu, E. ve Karaoğullarından, T. 1977 Aslantaş Barajının Mühendislik jeolojisi ve alüvyonda bulamaç hendeği yöntemiyle sızdırmazlık perdesi yapımı. Yeryuvarı ve İnsan T.J.K. Yayıncı Cilt: 2 sayı: 1, Ankara.

Jones, J. C., 1967, Deep Cut-offs impervious, Alluvium, Combining Slurry Trenches and Grouting. IX. Büyük Barajlar Kongresi - İstanbul.
Earth Dams - Remedial Works, 1973, International Congress on large Dams-Madrid. Soletanche.

VEKTÖR DIYAGRAMI

ÜKKAS AĞAR

KTÜ Yerbilimleri Fakültesi, Trabzon

OZ: Bu yeni tip diyagram, vektörel büyüklükler temeline oturtulduğu için vektör diyagramı olarak isimlendirilmiştir.

Bayburt'un güneybatısında, Demirözü ve Köse arasındaki bölgede dokuz formasyon ayırt edilmiştir. Bunlardan yalnız iki tanesi Sırataşlar ve Kızılıyar formasyonları Gül (Şek. 3 ve 4), kontur (Şek. 5) ve vektör (Şek. 6) diyagramlarının yapılmasında kullanılmıştır.

Bir vektör diyagramı çizmek için ilk önce $r/9$, $2r/9 \dots nr/n$ ve $r/4$, $2r/4 \dots nr/n$ yarıçaplı konsantrik daireler çizilir. Ayrıca Doğu-Batı ve Kuzey-Güney eksenleri işaretlenir ve Doğu-Batı eksenin üzerine uygun eğim dereceleri ile yüzde değerler yazılır. Cizimdeki detaylar Şek. 6'da verilmiştir. Bundan sonra ortalama eğim ve yüzde değer vektörleri hesaplanır ve yerlerine yerleştirilir. (a_1' , a_5' ve $c_1' \dots c_5'$ de olduğu gibi). Ortalama eğim vektörleri normal ve yüzde değer vektörleri ise kesikli çizgilerle şekillendirilmiştir.

Seçkin doğrultular aynı doğrultuda ve zit yöndeki iki yüzde değer vektörü birbirine eklenerek bulunabilir. Bilindiği gibi seçkin doğrultuların yönleri ortalama eğim vektörlerine diktirler ($a_1c_1 \dots a_5c_5$).

Vektör diyagramları diğer diyagramlardan daha kullanışlı ve bilimseldir. Bu diyagramın başlıca avantajı ortalama eğim ve seçkin doğrultuların doğrudan doğruya tek bir diyagramdan okunmasına olanak sağlamasıdır. Netice olarak bu diyagram jeoloji tez ve raporlarında formasyonların tektonik durumlarını anlatabilmek için uzun uzun açıklamalara gereksinme göstermez.

ABSTRACT: This new type of diagram is called a vector diagram because it is based on vectorial dimensions.

In the beds of the Demirözü and Köse area south west of Bayburt nine formations have been discriminated. Only two formations, Sırataşlar and Kızılıyar have been used in drawing the rose (Fig. 3 and 4), contour (Fig. 5) and vector (Fig. 6) diagrams.

In order to draw a vector diagram, first concentric circles that have the radii $r/9$, $2r/9 \dots nr/n$ and $r/4$, $2r/4 \dots nr/n$ are drawn. Then the East-West and North-South axes are added, and the adequate dip degrees and percentage are written on the East-West axis. The details of this drawing are illustrated in Fig. 6. Afterwards the vectors of the average dip and percentage are calculated and are put into their places (Like in $a_1', \dots a_5'$ and $c_1', \dots c_5'$). The vector of the average dip and percentage are shown by solid and broken lines on the effect lines.

Predominant strikes can be found by adding the two percentage vectors that are on the same line but in converse direction. As is known, predominant strikes are perpendicular to the dip vectors ($a_1c_1 - a_5c_5$).

Vector diagrams are more accurate and easier to use than others. The main advantage of vector diagram is that it is possible to read both the average dips and their strikes directly from only one diagram. Finally, with vector diagram it is not necessary to make extensive explanations of the tectonic positions of formations in geological theses and reports.

GİRİŞ

Bu yeni tip diyagram, vektörel büyüklükler temeline oturtulduğu için vektör diyagramı olarak isimlendirilmiştir.

Bayburt'un güneybatisında, Demirözü ve Köse arasındaki bölgede dokuz formasyon ayırt edilmiştir. Bunlardan yalnız iki tanesi, Sırataşlar ve Kızılıyar formasyonları gül (Şek. 3 ve 4), kontur (Şek. 5) ve vektör (Şek. 6) diyagramlarının yapılmasında kullanılmıştır.

Eğim gül diyagramında (Şek. 4) ortalama eğimlerin yüzde değerlerinin gösterilmemesi ve yorumlarında yüzde değerlerden konu edilmeden geçilmesi, kontur diyagramlarında (Şek. 5) ise ortalama yönleri ile seçkin doğrultuların ve ortalama eğimlerin derecelerinin tam olarak okunabilmesi için ağların kullanılmasına gerek sinme duyulması bize daha pratik bir diyagram tipi düşündürmüştür.

VEKTÖR DİYAGRAMI

Gül diyagramlarında gösterilen seçkin doğrultuların yüzdesi arasındaki dalgalanma yanı artma ve eksilme yalnız yüzdelerdeki sayısal değişikliklere değil, daha da önemlisi seçkin doğrultuya tesir edecek ve seçkin doğrultu derece dilimini değiştirecektir. Seçkin doğrultuların derece dilimleri değişince ortalama eğimlerin yüzdesi de değişiklik gösterecektir. Bunun aksi de doğrudur. Ortalama eğim derecelerinin yüzde değerleri değişince seçkin doğrultuların yönleri de değişecektir.

Bir çalışma bölgesinde ne kadar çok ölçü alınrsa o kadar mutlak duruma yaklaşılmış olur. Çünkü verilen sonuçlar ölçülerin yüzde değerleri ile sınırlı kalmaktadır. Bu nedenle ortaya konulan sonuç ölçü yüzde değerlerinin karşılığıdır. Hata sınırı artı sonsuza yaklaştıkça küçülecektir. Bundan dolayı yüzde değerleri ile bu kadar sıkı sıkıya bağlı seçkin doğrultuların ortalama eğimlerindeki yüzde değerlerinin verilmesi zorludur. Bu hem anlatımda bir eşitleme ve hem de doğrultu ve eğim yüzde değerlerinin karşılıklı kontrol temelini oluşturacaktır. Acaba ortalama eğimlerin yüzde değerleri başka bir diyagram tipinde gösterilemez mi?

Diyagramın yapılmasını açıklamaya geçmeden önce kısaca ölçü çeşitlerini tanımlyalım ve

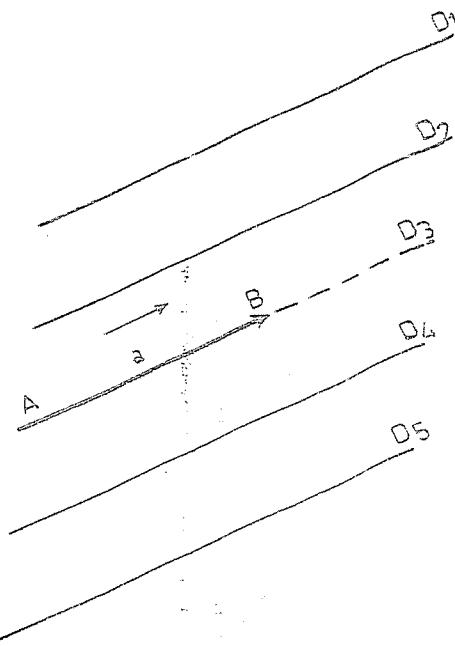
tabaka ölçülerinin ortalama büyüklüklerinin vektörlerle gösterilmesini inceliyelim.

Ölçü Çeşitleri: Ölçüler skaler, tansörel ve vektörel büyüklükler olmak üzere ayırlır.

Skaler büyüklük: Bunları tayin etmek için pozitif veya negatif bir sayının verilmesi yeterrlidir. Bu cins büyüklükler skaler büyüklükler denir ve latincede ölçek anlamına gelen skala kelimesinden almıştır.

Tansörel büyüklükler: Bazı büyüklükler ne skaler ne de vektörel büyüklüklerle ölçülür. Bunları temsil etmek için tansörel büyüklükler gereksinme vardır. Örneğin esnekliği olan bir cisimde bir noktadaki gerilmeler sistemi tansörel büyülüğu temsil eder.

Vektörel büyüklük: Bir kısım büyüklükler vardır ki bunları tayin etmek için bir sayının verilmesi yetmez. Bir sayı ve bir doğrultu ile yönünün verilmesi gereklidir. Bunlara da vektörel büyüklükler denir. Vektör kelimesi latincede nakletmek anlamına gelen "where" kelimesinden almıştır. Örneğin; hız, ivme, kuvvet, magnetik veya elektrik alan vektörel büyüklüklerdir.



Şekil 1: Bir rektör ve elemanları.
Figure 1: A vector and elements.

Vektörün tanımı doğrultusu, yönü ve genliği (büyüklüğü) verilmiş bir doğru parçasıdır.

Vektörün Öğeleri:

Başlangıç noktası (A)

Doğrultusu D_3 doğrultusuna paralel D_1 , D_2 , D_3 ve D_4 doğrultularıdır.

Yönü ($A \rightarrow B$)



Genliği: $|AB| = |a|$

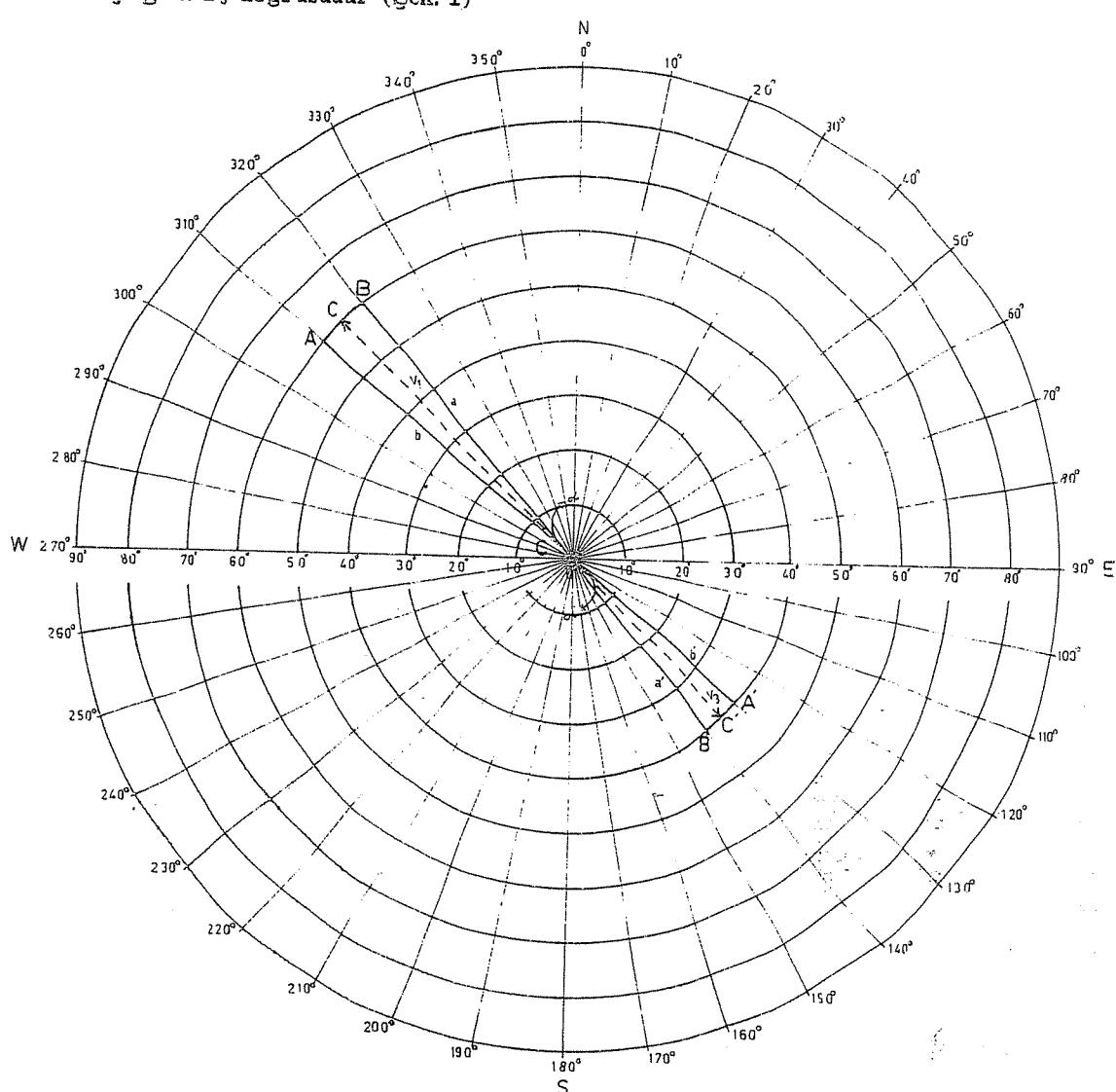
Etki çizgisi: D_3 doğrusudur (Şek. 1)

Ölgülerin ortalama büyüklüklerinin vektörlerle gösterilmesi:

Şekil: 2 de NW kadranı $310^\circ - 320^\circ$ diliminde ve SE kadranında ise $130^\circ - 140^\circ$ dilimindeki eğim açılarının değerleri sırasıyla ABC ve A'B'C üçgenleri ile temsil edilsin. Bu üçgenlerin birer ikizkenar olmalarından dolayı

$$\begin{aligned} a &= b \\ a' &= b' \end{aligned} \quad (1)$$

dür.



Şekil 2.

Figure 2.

Geometriden bilinen kosinüs teoremini bu üçgenlere uygularsak;

$$\begin{aligned} c^2 &= a^2 + b^2 - 2ab \cos \alpha \\ c'' &= a''^2 + b''^2 - 2a'b' \cos \alpha \end{aligned} \quad (2)$$

bağıntılarını yazabiliz.

c^2 ve c'' büyüklükleri arasında üç olasılık vardır:

1. $c^2 > c''$
 2. $c^2 = c''$
 3. $c^2 < c''$
- (3)

Bunlardan şeklimize uyan 1. olasılığı ele alalım.

$$c^2 > c'' \\ a^2 + b^2 - 2ab \cos \alpha > a''^2 + b''^2 - 2a'b' \cos \alpha \quad (4)$$

olur. (1) deki eşitlikler gözönünde tutularak

$$\begin{array}{ll} a = b & a^2 = b^2 \\ a' = b' & a'' = b'' \end{array} \quad (1)$$

değerleri 4 eşitliğinde yerine konulursa

$$\begin{aligned} a^2 + b^2 - 2ab \cos \alpha &> a''^2 + b''^2 - 2a'b' \cos \alpha \\ a^2 + a^2 - 2a \cdot a \cos \alpha &> a''^2 + a''^2 - 2a' \cdot a' \cos \alpha \\ 2a^2 - 2a^2 \cos \alpha &> 2a''^2 - 2a''^2 \cos \alpha \\ 2a^2 (1 - \cos \alpha) &> 2a''^2 (1 - \cos \alpha) \\ 2a^2 &> 2a''^2 \\ a^2 &> a''^2 \end{aligned}$$

$a > a'$ ve benzer şekilde $b > b'$ (5) dır. a, a' , b ve b' devamlı pozitif büyüklükler olup, bunları genlikleri a ve a' olan birer vektörle gösterebiliriz.

Sekil 2 de $\alpha = 10^\circ$ olduğundan;

$$\begin{array}{ll} a = b \approx V_1 & / \\ a' = b' \approx V_3 &) \end{array} \quad (6)$$

A ve C kadranlarında birer ortalama eğim olduğu kabul edilerek alınabilir. Ayrıca;

$$\left. \begin{array}{l} a > a' \\ a = V_1 \\ a' = V_3 \end{array} \right\} \quad V_1 > V_3 \quad (7)$$

olur. ABC ve A'B'C üçgenlerinin alanlarını V_1 ve V_3 vektörleri ile temsil edelim.

$$|V_1| \rightarrow \Delta \quad |V_3| \rightarrow \Delta \quad (8)$$

Bu arazideki kıvrımı oluşturan F_1 ve F_3 itme kuvvetleri arasında da daha önce c^2 ile c'' için belirtmiş olduğumuz su üç olasılık vardır.

1. $F_1 > F_3$
 2. $F_2 = F_3$
 3. $F_1 < F_3$
- (9)

Eğer litoloji birimine sadece F_1 kuvveti etki etmiş ise F_3 bir direnç kuvveti olarak doğar. Bilindiği gibi itme kuvvetlerinin şiddetleri ile bu kuvvetlerin oluşturduğu kıvrımların kanatlarındaki eğimler ters orantılıdır. Bu gerçekten (8) bağıntıları da gözönünde tutularak

$$\begin{array}{ll} V_1 > V_3 \text{ için } ABC > A'B'C \text{ ve } F_1 < F_3 & \Delta \quad \Delta \\ V_1 = V_3 \text{ için } ABC = A'B'C \text{ ve } F_1 = F_3 & \Delta \quad \Delta \\ V_1 < V_3 \text{ için } ABC < A'B'C \text{ ve } F_1 > F_3 & \Delta \quad \Delta \end{array}$$

olacağını söyleyebiliriz.

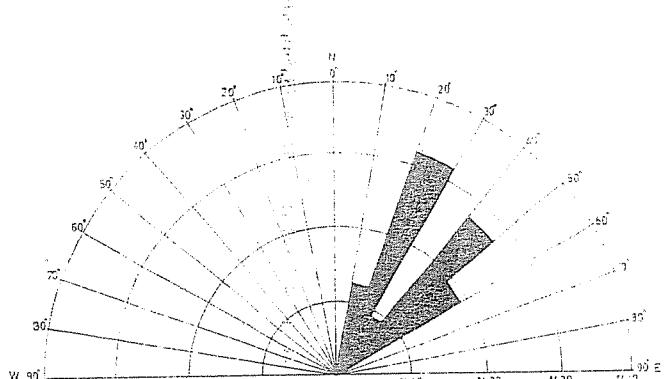
F_1 ve F_3 itme kuvvetlerinin oluşturduğu kıvrımların eğimleri ile kıvrımların V_1 ve V_3 eğim vektörlerine göre

$$\begin{array}{lll} V_1 > V_3 & V_1 = V_3 & V_1 < V_3 \\ F_1 < F_3 & F_1 = F_3 & F_1 > F_3 \end{array}$$

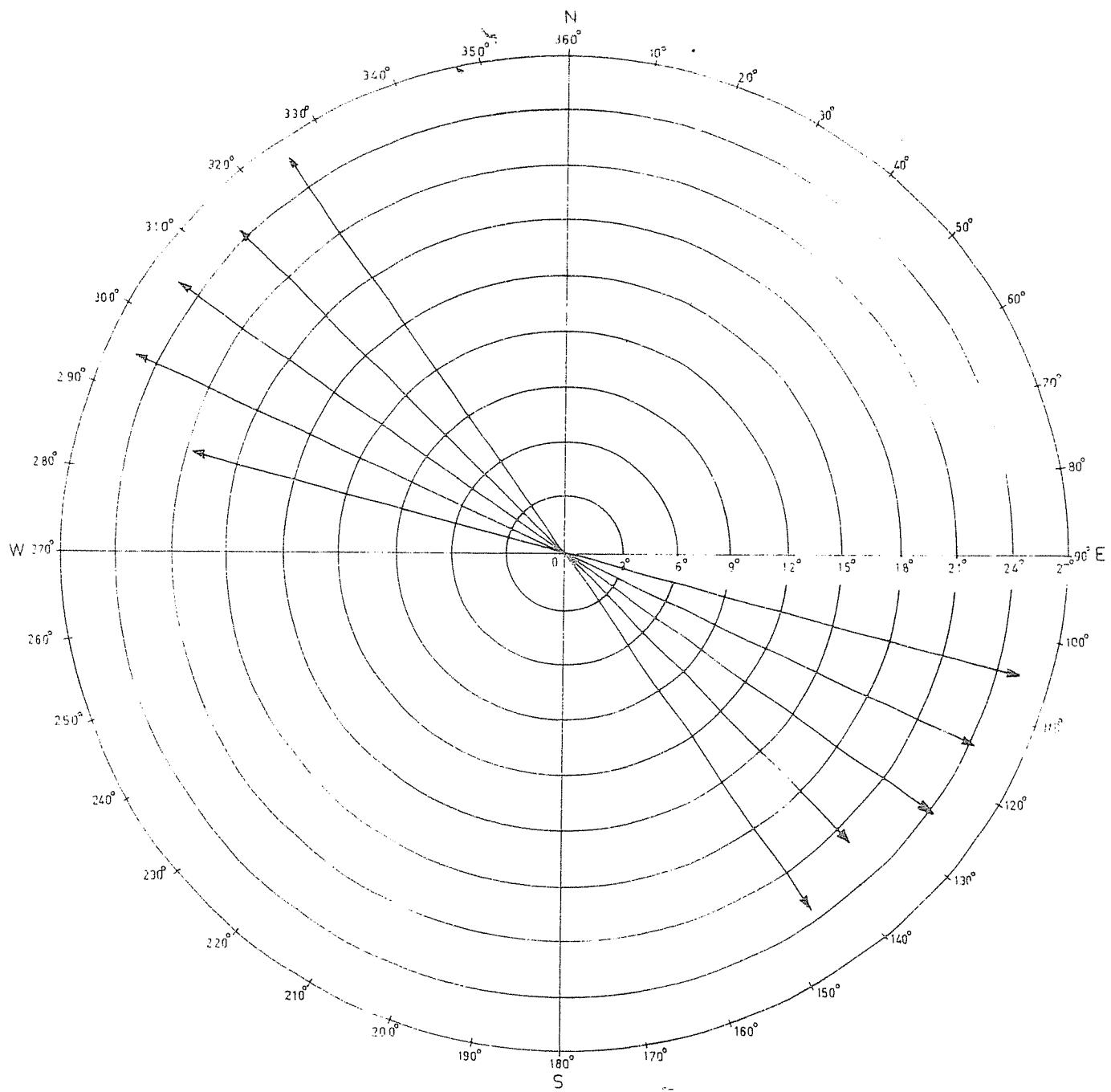


Bu sonuçlar aynı doğrultuda fakat zıt yönde iki itme kuvveti ile bunların neden olduğu kıvrımların eğimleri için doğrudur.

Neticede itme kuvvetlerinden ileri gelen eğimleri temsil eden vektörlerin kuvvet vektörlerinde yapıldığı gibi paralelogram yasasına göre bileşkelerini alabileceğimiz apakktır. Elimiz-



Sekil 3: Seçkin doğrultuların gül diyagramı,
Figure 3: The rose diagram of predominant strikes.



Sekil 4: Ortalama eğimlerin güllü diyagramı.

Figure 4: The rose diagram of average dips.

de böyle pratik bir işlem kolaylığı var iken şimdide kadar yapılageldiği gibi eğim ortalamalarının oklu çizgilerle gösterilip, hesapların skalerlerle yapılması kanımızca bilimsel kavram yönünden anlamsız olacaktır. Sadece bir kabul niteliğini taşıyan bu gibi durumlar jeoloji bilimi ni matematik, fizik ve kimya gibi temel bilimlere dayandırma amacıyla ters düşmüş olmaz mı?

Vektör diyagramının yapılması: Onar de-receye bölünmüş tam bir dairede N noktası kuzeyi temsil eder. Bu noktada 0° ile 360° çakışmıştır. N başlangıç noktası olmak üzere doğudan batıya doğru, doğu 90° , güney 180° ve batı 270° ile işaretlenmiştir. Dairenin yarı çapı 9 ve 4 eşit parçalara bölünür. Doğu yarım dairede r/9 parçasının herbirine merkez sıfır olmak üzere istenilen uygun dereceler, batı yarım dairede

ise $r/4$ parçasının herbirine merkez sıfır olmak koşulu ile istenilen ve elverişli ölçüde yüzde değerleri yazılır. $r/9$ ve $r/4$ parçalarının herbiri yarıçap alınarak içe daireler çizilir. $r/9$ yarıçaplı içe daireler kalın ve $r/4$ yarıçaplı içe daireler ise daha ince çizgilerle çizilir. $r/9$ ve $r/4$ yarıçaplı dairelerden birbiri ile çakışanlar doğu yarımdaire sahasında kalın ve batı yarımdaire sahasında ise ince çizgilerle belirlenir.

Vektör diyagramının çizileceği şebeke A (NW), B(NE), C(SE) ve D(SW) olmak üzere dört kadrana ayrılmıştır (Şek. 6). A kadrانındaki ortalama eğim vektörleri a_1' , $a_2' \dots a_n'$, B de b_1' , $b_2' \dots b_n'$ c de c_1 , $c_2 \dots c_n$ ' ve D kadrانında ise d_1' , $d_2' \dots d_n'$ ile simgelenmiştir.

Bu kadrانlardaki ortalama eğim vektörlerinin bileşke toplamları sırasıyla V_1 , V_2 , V_3 , V_4 ve bu ortalama eğimleri oluşturan itme kuvvetleri ise aynı şekilde F_1 , F_2 , F_3 , F_4 ile gösterilmiştir. A ve B kadrانlarındaki doğrultular bir yönde eğimli ise a_1 , $a_2 \dots a_n$, b_1 , $b_2 \dots b_n$, c_1 , $c_2 \dots c_n$ ve d_1 , $d_2 \dots d_n$ ile şayet iki yönde eğimli iseler a , c_1 , a_2 , $c_2 \dots a_n$, c_n , b_1 , d_1 , b_2 , $d_2 \dots b_n$, d_n şeklinde işaretlenir.

Ortalama eğim değerlerini gösteren vektörler dolu çizgilerle şekillendirilmiştir. Yüzde değerleri ise bu vektörlerin etki çizgileri üzerinde kesikli çizgili vektörlerle gösterilmiştir.

Syet yüzde değer vektörleri ortalama eğim vektörlerinden küçükse, merkez noktasından itibaren kesikli çizgilerle işaretlenmiş ve yöne dik küçük bir çizgi ile sınırları belirlenmiştir. Böyle durumlarda dolu ve kesikli çizgili kısımların toplamından meydana gelen vektör ortalama eğim vektörünü ve kesikli çizgili kısım ise ortalama eğimin yüzde değer vektörünü temsil eder. Eğer kesikli çizginin tabanında dolu çizgili kısım varsa ve kesikli çizgi çevreye doğru daha fazla uzamışsa dolu çizgili kısım ortalama eğim vektörünü ve tüm uzunluk yüzde değer vektörünü oluşturur (Şek. 6). Çok nadir de olsa eğer ortalama eğim vektörü ile ortalama eğim yüzde değer vektörü birbirine eşit uzunlukta olursa, iki vektör birbiri ile tam çakışır ve tek bir dolu çizgili vektörlerle gösterilir.

Vektör diyagramının çizimi böylece açıklandıktan sonra, şunu kaydedebiliriz ki, karşılıklı zıt yönleri ortalama eğimlerin yüzde değer vektörleri, zıt yönleri gözönüne alınmaksızın toplanarak, ortalama eğime dik yönde olan doğ-

rultuların yönleri dereceleri ve yüzde değerleri ortaya konabilir (Şek. 6 da $a_1c_1a_2c_2 \dots a_nc_n$).

Bir uygulama

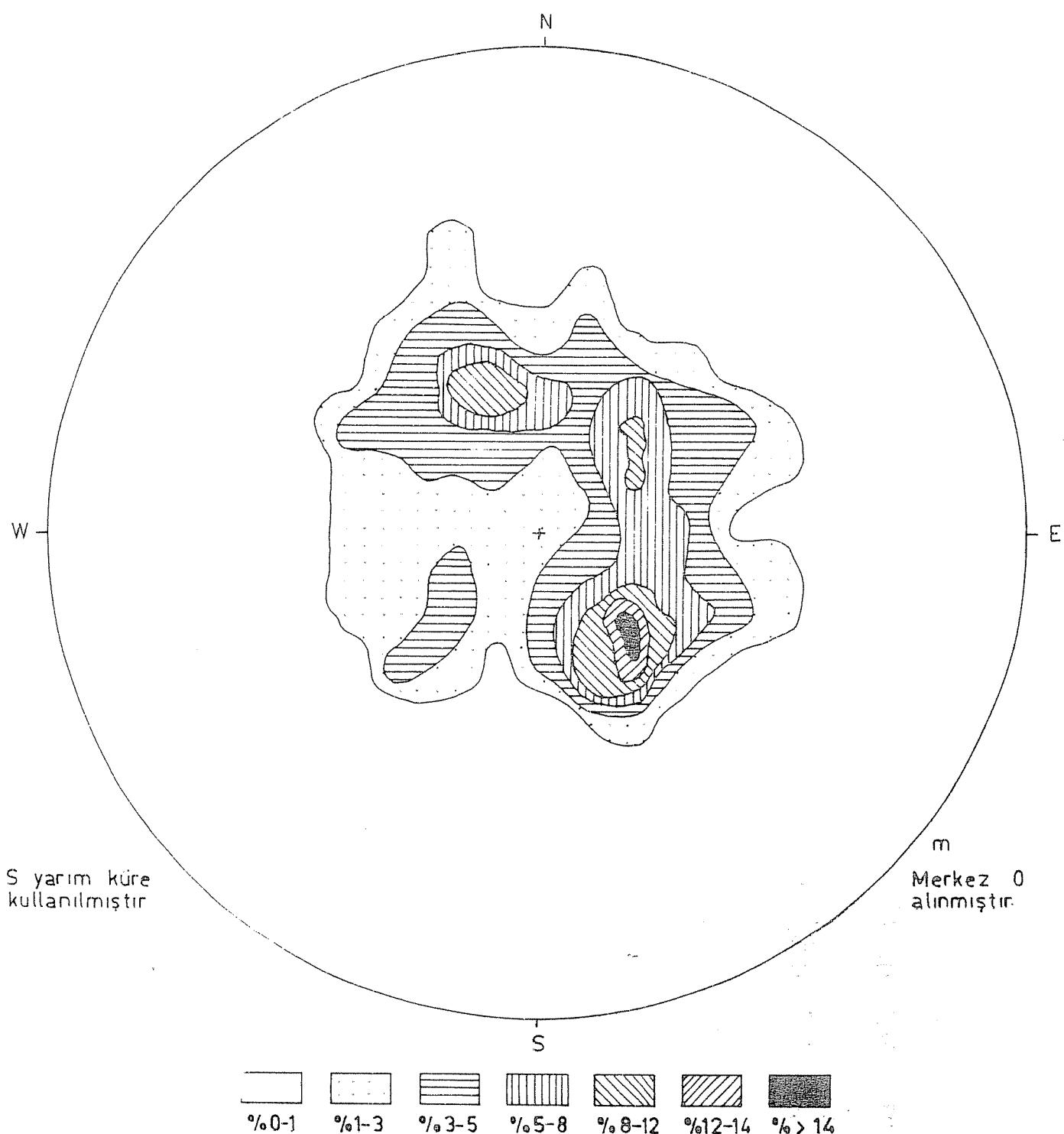
Sıratashlar ve Kızılıyar formasyonlarında yapılmış olan ölçülere göre $N 30^\circ - 80^\circ E$ arasında doğrultular ve bu doğrultuların iki yönde (A ve C kadrانlarında) eğimli oldukları saptanmıştır. Elde olunmuş ölçüleri aşağıdaki gibi tertipleylelim.

$30^\circ - 40^\circ$	$40^\circ - 50^\circ$	$50^\circ - 60^\circ$	$60^\circ - 70^\circ$	$70^\circ - 80^\circ$
28	16	37	19	15
26	47	18	29	22
40	29	20	22	26
35	17	+22	36	31
		97		
+11	19		30	25
158				
	18		21	
	20		24	10
	20		23	+11
				170
	24		21	
	16		20	
	37		28	
	11		23	
+29			27	
361			30	
		+22		
			375	
$158^\circ \cong 26^\circ$	$361^\circ / 15 \cong 24^\circ$	$97^\circ / 4 \cong 25^\circ$	$371^\circ / 15 \cong 25^\circ$	$170 / 8 \cong 21^\circ$
%9	%22	%6	%22	%12

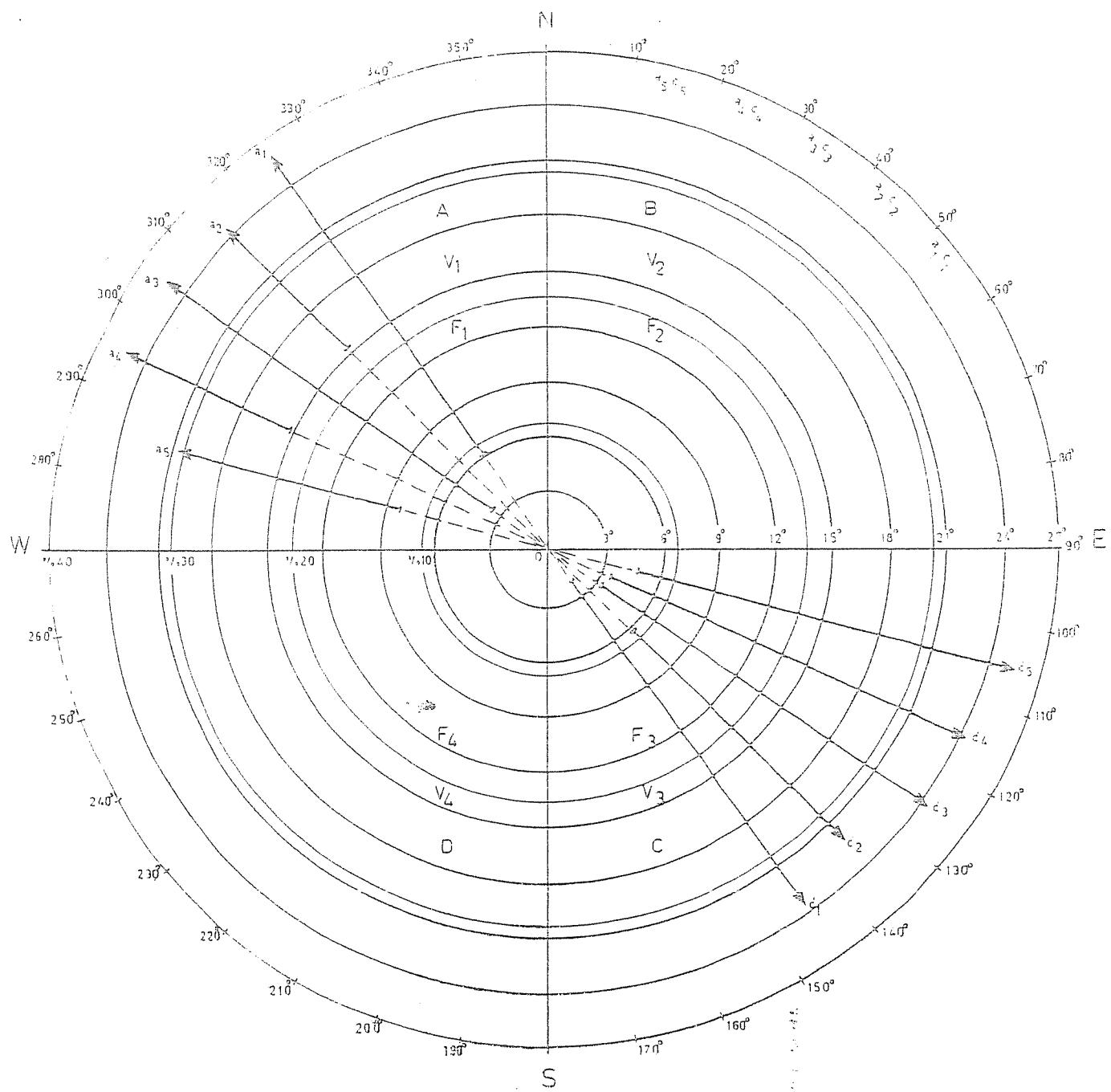
C kadrان eğimleri

$30^\circ - 40^\circ$	$40^\circ - 50^\circ$	$50^\circ - 60^\circ$	$60^\circ - 70^\circ$	$70^\circ - 80^\circ$
25	30	29	15	31
+21	20	20	25	31
46	23	24	27	32
	25	+21	+28	21
		94	95	
	+15			+16
135				131

$46^\circ / 2 \cong 23^\circ$	$135^\circ / 6 \cong 23^\circ$	$94^\circ / 4 \cong 24^\circ$	$95^\circ / 4 \cong 24^\circ$	$131^\circ / 5 \cong 26^\circ$
%3	%9	%5	%5	%7



Şekil 5: Doğrultu ve eğimlerin kontur diyagramı.
Figure 5: The contour diagram of strikes and dips.



Sekil 6: Seçkin doğrultu ve ortalama eğimlerin vektör diyagramı.

Figure 6: The vector diagram of the predominant strikes and average dips.

Elde edilen ortalama eğimler üstte ve yüzde değerleri altta olmak üzere kaydedilmiştir. Bu sonuçlara göre artık vektör diyagramını çizebiliriz.

SONUÇLAR ve TARTIŞMA

Vektör diyagramları seçkin doğrultu ve ortalama eğimlerin tek bir diyagramdan okunma-

sına olanak sağlamaktır ve seçkin doğrultu ile ortalama eğim yüzdelerini eksiksiz olarak içermektedir. Aynı zamanda çizilmesi ve okunması yönünden vektör diyagramları gül (Sek. 3 ve 4) ile kontur (Sek. 5) diyagramlarından çok daha pratiktir. Örneğin; ortalama eğim gül diyagramından (Sek. 4) seçkin doğrultuları yüzdeleri ile ortaya koymak olanaksızdır. Bu diyagamlarda

ortalama eğimlerin vektörel gösterildiği ve de-
ğerlendirmenin ise skaler yapıldığına daha öncे
değinilmişti. Bu tarz vektörel hesaplamalara
uygun düşmemektedir.

Kontur diyagramlarında eğimler eşit
alanlardaki yüzde ölçülere göre ortaya konmak-
tadır. Bunlarda eğimlerin ölçü yoğunluklarından
sadece seçkin doğrultuların yönleri söylene-
bilir.

Eşit alanlardaki ölçü yüzdeleri için ayrıca
ek lejanda verilmesini zorunlu kılmaktadır.
Kontur diyagramlarının simdilik vektör diyag-
ramlarından üstünlüğü kıvrım eksenlerinin doğ-
rultu ve dalının da saptanmasına olanak sağ-
lamasıdır. Sadece eğimlerle anlatım yönünden

vektör diyagramları kontur diyagramlarına ben-
zemektedir. Fakat kontur diyagramlarından
seçkin doğrultuları, yüzde değerleri, yönleri ve
dereceleri ile okumak olanaksızdır. Bu hususta
ise vektör diyagramları kontur diyagramlarından
üstün durumdadır.

Tez ve raporda anlatıma gelince daha
önceki diyagamlardan tektonik yorum yapılm-
asında olduğu gibi, vektör diyagramları uzun
uzun yazımlara gereksinme göstermez.

Not: Yukarıda açıklanmış olan sekliyle
vektör diyagramları, 2 Mayıs 1977 tarihinde Ka-
radeniz Teknik Üniversitesi, Yer Bilimler Fakül-
tesi, Jeoloji Bölümünde öğretim elemanları ve
öğrencilerine konferans olarak verilmiştir.

FAYDALANILAN KAYNAKLAR

- Ağar, Ü., (1977): Demirözü (Bayburt) ve Köse (Kel-
kit) bölgesinin jeolojisi, KTÜ, sayfa 41-49, Trab-
zon.
- Akartuna, M., (1953): Catalca-Karacabey bölgesinin
jeolojisi, İstanbul Üniversitesi Fen Fakültesi mo-
nografları (Tabii ilimler kısmı), sayı 13, sayfa 70-
77 İstanbul.
- Akartuna, M., (1975): Tektonik notları, İstanbul Üni-
versitesi Fen Fakültesi, İstanbul.
- Akkus, M., (1971): Darende-Balaban havzasının jeolo-
jik ve stratigrafik incelenmesi, MTA. Enstitüsü
dergisi No. 76, Ankara.
- Alp, D., (1972): Amasya yörenin jeolojisi, İstanbul
Üniversitesi Fen Fakültesi monografileri (Tabii
ilmelik kısmı), sayı 22, İstanbul.
- Atan, O. R., (1969): Eğribucak-Karacaören (Hassa)-
Ceylanlı-Dazevleri (Kirikhan) arasındaki Amanos
dağlarının jeolojisi, MTA. Enstitüsü dergisi, sayı
139, Ankara.
- Baykal, A. F., (1952): Recherches géologique dans la
region de Kelkit-Siran (NE de l'Anatolie) İstanbul
Üniversitesi Fen Fakültesi mecması, seri B, say-
fa 289-304, İstanbul.
- Berker, R., (1959): Mekanik dersleri İTÜ. sayı 96, say-
fa 1-14, İstanbul.
- Billings, M. P., (1954): Structural Geology, Englewood
Cliffs N J., Prentice-Hall, Inc. pp. 107-115, USA.
- Blumenthal, M., (1954): Kelkit dislokation südlich Nik-
sar und ihre tektonisch rolle MTA. Enstitüsü, no.
2/23, Ankara.
- Ketin, İ., Bayburt bölgesi jeolojisi, İstanbul Üni-
versitesi Fen Fakültesi mecması, seri B, cilt XVI, sayı
2, sayfa 113-127, İstanbul.
- Ketin, İ., (1959): Türkiye orojenik gelişmesi, MTA.
Enstitüsü dergisi, no. 53, sayfa 78-84, Ankara.
- Lahn, E., (1940): Le structure géologique de la region
d'Erzurum, MTA. Enstitüsü mecması, No. 19, An-
kara.
- Kurtman, F., (1973): Sivas-Hafik-Zara ve İmranlı bölgelerinin
jeolojik ve tektonik yapısı, MTA. Enstitüsü
dergisi sayı 80, sayfa 21-31, Ankara.
- Nebert, K., (1958): İç Anadolu'nun en genç jeolojik-tek-
tonik olayı hakkında bir etüd, MTA. Enstitüsü der-
gisi sayı 50, sayfa 22-29, Ankara.

Kaya Külesiinin Davranışlarını Önceden Saptamak İçin Geliştirilen Jeomekanik Sınıflama Sistemi*

Z. T. BIENIAWSKI** Bilimsel ve Endüstriyel Araştırma Merkezi, G. Afrika
ÇEVİREN: GÜNGÖR UNAY E.I.E. İdareci Genel Direktörlüğü, Ankara

Jeomekanik sınıflama sistemi kaya külesi-
nin mühendislik verilerini saptamaya yarayan
bir yöntemdir. Bu yöntem tüneller, temeller, şev-
yamaçları ve diğer yeraltı inşaatlarında uygun
kaya payanda ve takviye önlemlerinin seçiminde
kullanılmaktadır.

Kayayı mühendislik yönünden sınıflamada
çeşitli yöntemler bulunmakta ise de, Jeomekanik
sınıflama yöntemi bunların en yararlısı olup,
kaya davranışında aşağıda belirtilen son derece
önemli altı parametreyi içermektedir :

- a. Kayanın tek eksenli basınç mukavemeti
- b. Sondaj karotlarından elde edilen RQD
(Kaya Niteliğinin tanımlanması) değerleri.
- c. Yeraltısuyu gözlemleri
- d. Eklem sıklığı
- e. Eklem durumları
- f. Eklem yönlenimi

Bu parametrelerin tümü sahada ölçülebilir,
bunlardan tek eksenli basınç mukavemeti son-
daj karotları üzerinde kutursal uç yükleme də-
neyleri (point load tests) yapmak suretiyle sap-
tanabilir.

Jeomekanik sınıflama Tablo 1 de görülmek-
tedir. Tablo kendiliğinden kolaylıkla anlaşılabi-
lecek ayrıntıdadır. Özellikle uygulama alanında
kullanılan Jeomekanik sınıflamada dikkat edile-
cek husus, düşünülen mühendislik projesine ba-
kılmaksızın önce kaya külesiinin niteliği hakkın-
da genel bir değerlendirmeye ulaşmasıdır. Bu
da sınıflama parametrelerinin ilk beşini kullan-
mak suretiyle elde edilir. Daha sonra değerlendir-
dirmeler tünel, yamaç veya bir temel durumuya
ilgili olup olmamasına bağlı olarak eklemle-
rin doğrultu ve eğim yönlerine göre düzelttilir
(Tablo 2).

* Bu çeviri, World Construction, Mayıs 1976 tarihli derginin "Classification system is used to predict rock mass behavior" adlı makaleden yapılmıştır.

** Jeomekanik bölümü başkanı.

A. SINIFLAMA PARAMETRELERİ VE DERECELİRLİ

1	Sağlam kayanın mukavemeti	Üç-yük mukavemeti endeksi	> 8 MPa	4 - 8 MPa	2 - 4 MPa	1 - 2 MPa	Yeğlenen tek eksenli basın deneyini kullan		
	Tek eksenli basınç mukavemeti		> 200 MPa	100 - 200 MPa	50-100 MPa	25-50 MPa	10-25 MPa	3-10 MPa	1-3 MPa
Derecelendirme			15	12	7	4	2	1	0
2	Sondaj Karot Kalitesi RQD	% 90 - % 100	% 75 - % 90	% 50 - % 75	% 25 - % 50	< % 25			
Derecelendirme			20	17	13	8	3		
3	Eklemlerin sıklığı	> 3 m	1 - 3 m	0,3 - 1 m	50 - 300 m	< 50 mm			
	Derecelendirme	30	25	20	10	5			
4	Eklemlerin durumu		Cök kaba yüzler Sürekli değil Ayrılma yok Eklemli sert duvar kayası	Az kaba yüzler Ayırırm <1mm Eklemli sert duvar kayası	Az kaba yüzler Ayırırm <1 mm Eklemli yumuşak duvar kayası	Sürtünme izli yüzler veya fay kili <5 mm veya 1-5 mm açık eklemler sürekli eklemler	Yumuşak fay kili >5 mm kalınlık veya açık eklemler >5 mm sürekli eklemler		
	Derecelendirme		25	20	12	6	0		
5	Yeraltı suyu	Tünelin 10 m.lik kısımından gelen su veya Eklemdeki su basıncı Oran Ana asal gerilme	Yok		<25 litre/dak.	25-125 litre / dak.	>125 litre/dak.		
		veya 0	veya 0,0 - 0,2		veya 0,2 - 0,5	veya veya Orta basınc altında su	>0,5		
		veya Genel Koşullar	Tamamen kuru		Yahizca nemli (kiriklarda su)	veya Önemli su problemleri			
	Derecelendirme		10	7	4	0			

B. EKLEM YÖNLENİMİNE GÖRE DÜZELTME

Eklemlerin doğrultu ve eğim yönlenimi	Çok iyi	iyi	Orta	Kötü	Çok kötü	
Derecelenme	Tüneller	O	-2	-5	-10	-12
	Temeller	O	-2	-7	-15	-25
	Yamaçlar	O	-5	-25	-50	-60

C. KAYA SINIFLAMALARI ve DERECELERI

Sınıflama No.	I	II	III	IV	V
Tanımlama	Çok iyi kaya	iyi kaya	Orta kaya	Zayıf kaya	Çok zayıf kaya
Derecelendirme.	100 - 90	90 - 70	70 - 50	50 - 25	< 25

D. KAYA SINIFLAMA YORUMLARI

Sınıflama No.	I	II	III	IV	V
Ortalama dayanma süresi	5m. açıklıkta 10 yıl	4m. açıklıkta 6 ay	2m. açıklıkta hafta	1,5m. açıklıkta 5 saat	0,5m. açıklıkta 10 dakika
Kaya kütlesinin kohezyonu	> 300 kPa	200-300 kPa	150 - kPa	100 - 150 kPa	< 100 kPa
Kaya kütlesinin sürtünme açısı	> 45°	40° - 45°	35° - 40°	30° - 35°	< 30°
Cevherin kazılabırlığı	Çok zayıf	Kolaylıkla büyük parçalar çıkmaz	Orta	Kolaylıkla kazılır iyi parçalanma	Çok iyi

Table 1: Eklemli kaya kütleserinin jeomekanik sınıflaması.

Tünel eksenine dik doğrultu				Tünel eksenine paralel doğrultu		Doğrultuya bağılmaksızın eğim 0°-20°
Eğim yönünde açım	Eğime dik açım					
Eğim 45°-90°	Eğim 20°-45°	Eğim 45°-90°	Eğim 20°-45°	Eğim 45°-90°	Eğim 20°-45°	
Cök uygun	Uygun	Orta	Uygun değil	Cök uygun	Orta	Uygun değil

Tablo 2: Tünelde eklem doğrultu ve eğim yönleniminin etkisi.

Jeomekanik sınıflamayı uygulamak için, mühendis önce kaya kütiesini bir seri yapısal bölgelere ayırır, her bölgenin yalnız tek tip iksa (support) gerektirecek belirli bitemel özelliğ ve benzer niteliklere sahiptir. Sahada ölçümlerden herbir yapısal bölge için sınıflama parametreleri saptanır. Bu amaçla özel bir bilgisayar programı geliştirilmiştir. Daha sonra sınıflama parametrelerine ilişkin önemli derecelendirmeler seçilir.

Sınıflama parametrelerinin önemli derecelendirmeleri oluşturulurken beş parametre (Tablo 1'in A bölümü) toplanır önce kaya kütesi için yerindeki değerler saptanır (yani düşünülen yapısal bölgesi), yüksek değerler en iyi kaya koşullarını vermektedir. Bu basit değerlendirme bilâhare son değerlendirme için Tablo 1'in B bölümünde göre düzelttilir. Tablonun C bölümü son değerlendirmeleri beş kaya grubu halinde toplamaktadır. Tablonun D bölümü ise kayanın her gruptaki pratik anlamını vermektedir, bunların gerektiğiinde mühendislik problemleriyle bağlantısı sağlanır.

Kayaların Jeomekanik sınıflama sistemini deneyiminin en iyi yöntemi gerçek durumlarda güvenilirliğini sınamaktır.

Tüneller ve Yeraltı Boşlukları

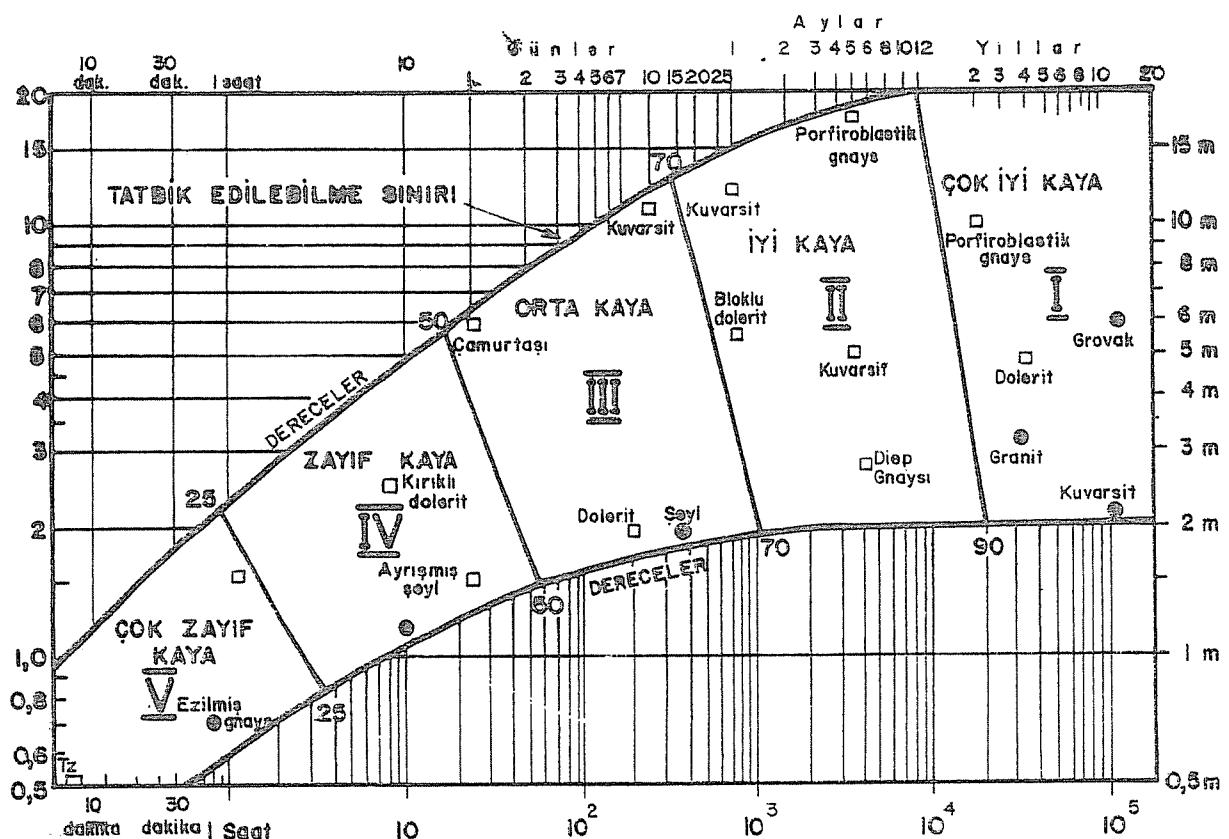
Atnalı biçiminde, 5 m genişlikte ve 6 m yüksekliğindeki bir tünel kırıklı dolerit içinde sondaj ve patlatma yöntemiyle açılmıştır. Tavana iksa konmamış, ancak 2.4 m genişliğinde ve 6 m uzunluğundaki bir kısım patlatmadan sekiz

saat sonra gökmüş ve 3 m yüksekliğinde büyük bir boşluk oluşmuştur. Tüneldeki değerlendirme Tablo 3 deki gibi değerlendirilmiştir.

Parametre	Değer	Derece
Gerec mukavemeti	50 - 100 MPa	7
RQD	% 25 - 50	4
Eklemlerin aralıkları (takımlar halinde)	(1) 0.3 - 1 m. (2) 50 - 300 m. (3) 0.3 - 1 m.	15
Eklemlerin durumu	Sıkı sürekli az kaba yüzü eklemeler, sert eklem duvarı, fay kili <5 mm.	6
Yeraltı suyu akımı	< 25 litre/dak.	7
YERİNDEKİ İLK KAYA DEĞERİ		39
Eklemlerin yönlenimi için düzeltme	Cök kötü	-12
TÜNEL İÇİN SON KAYA DEĞERİ		27

Tablo 3: Sınıflama sistemi göken tünelin derecelenmesinin yalnızca 27 olduğunu göstermektedir.

Sınıflama sistemini kullanmak suretiyle 27 değeri (Şekil 1'e bakınız) iki saatlik bir dayanma süresine (stand up time) eşgelmektedir. Derecelendirme patlatma öncesi yapılmış olaydı, müteahhit uygun bir iksanın gerekliliği konusunda uyarılabilirdi.



Sekil 1: Tünelcilik için kaya kütlelerinin jeomekanik sınıflaması tipik Alp dağlarına ait örnekler içi dolu yuvarlak noktalarla, oysa tipik Güney Afrika örnekleri küçük karelerle gösterilmiştir.

Temeller

Jeomekanik sınıflama sistemi her ikiside büyük köprülerle ilgili olmak üzere kayadaki temel problemlerine uygulanmıştır. Sistem baraj temellerine uygulanmamıştır, ancak bu yönde çaba göstermenin bir gereği yoktur. Köprü ile ilgili temel problemlerinden birisi özellikle ilginç olup, bu amaçla büyük ölçekli yerinde deney (çift krikolu yükleme deneyi) yapılmıştır.

Köprü ayakları 22 ilâ 11 m boyutlu bir alanı kaplamış ve ayrılmış migmatitik kaya içine yaklaşık 5 metre girmiştir. Ana sorun temel deplasmanlarının kemer köprü projelendirme değerleri içinde kalıp kalmışacağı konusunda gelişmiştir. Aşırı yükleme sonucu oluşabilecek yıkılma gözönüne alınmıştır. Proje Jeolojik haritalamayı, laboratuvar deneylerini ve sondaj karot analizlerine ek olarak büyük ölçekli yerinde deneylerin yapılmasını gerektirmiştir.

Hidrolik kriko ile yapılan yükleme sonucunda kayanın deformasyon modülü 500 MPa (5000 kg/cm^2) olarak bulunmuştur. Beklenilmeyen bir olay hidrolik kriko yükleme deneyi sırasında son yük verildiğinde kayanın toplam bir yenilmeye (total failure) uğramış olmasıdır. Bu kaya jeomekanik sınıflama sisteminde 36 derecelendirme ile IV ncü sınıfı (zayıf kaya) sokulmuştur.

Madencilik ve Diğer Yeraltı Yapıları

Jeomekanik sınıflama Tablo 4 de verilen klavuza göre maden galerilerinin açımında ve madenin galeriden taşınmasında ilk ikse seçiminde başarıyla kullanılmıştır. Büyük maden boşluklarının (chambers) düzeltilmiş sınıf III veya daha iyisiyle yalnızca kaya kütlesinde kazılması önerilmektedir.

KAYA KÜTLESİ SINIF LAMASI	KAZI	BİRİNCİL İKSA		
		Kaya bulonları * (10 m. genişlikteki) tünel için uzunluk	Şatkrit	Çelik takımlar
I	Tam kesit 3 m. ilerleme	Bazı bulonların haricinde genellikle iksa gerektirmez.		
II	Tam kesit 1,0 - 1,5 m. ilerleme	Kemerin 2-3 m. içinde yer yer bulonlar, tel kafeslerle 2-2,5 m. aralıklı, aynaya 20 m. ye kadar gereklidir.	Su geçirmezlik için tavan kemerinde 50 mm.	Yok
III	Tavan kemerini ve tabandan ilerleme Tavandan 1,5-3 m. ilerleme	3-4 m. uzunlukta sistematik bulonlar, kemerde tel kafesi duvarlar ve kemerde 1,5 - 2 m. aralıklı, aynaya 10 m. ye kadar gereklidir.	Tavan kemerinde 50-100 mm. yan duvarlarda 30 mm.	Yok
IV	Tavan kemerini ve tabandan ilerleme Tavandan 1,0-1,5 m. ilerleme	Tel kafesli duvarlarda ve kemerde 1-1,5 m. aralıklı, 4-5 m. uzunluklu sistematik bulonlar. Aynaya 10 m. ye kadar gereklidir.	Tavan kemerinde 100-150 m. ve yan duvarlarda 100 mm Kazi ilerledikçe iksa yerles- tirilmelidir.	Gereken yerde 1,5 m. aralıklı yer yer hafif traversler (ribs)
V	Tavan ve taban müşterek ilerleme Tavandan 0,5-1 m. ilerleme	Tel kafesli duvarlarda ve kemerde 1-1,5 m. aralıklı, 5 m uzunluklu sistematik bulonlar. Aynaya 5 m. ye kadar gereklidir	Tavan kemerinde 150-200 mm. yan duvarlarda 150 mm. Ayna- da 50 mm. Patlamadan hemen sonra şatkrit uygulanmalı.	Çelik iksali 0,75 m. aralıklı ağır tra- versler
	*	* 20 mm. çaplı tamamen reçine bağlılı, uzunluk tünel genişliğinin yarısı		

Tablo 4: Atnalı şekilli tünelerde ilk iksanın seçiminde gösterilen kılavuz (genişlik 5 ile 12 m; düşey gerilme 30 MPa; inşaat sondaj ve patlama ile)

Gelecekteki Uygulamalar

Geçmişteki incelemeler jeomekanik Sınıflamanın inşaat mühendisliğinde ve maden işlerinde yararlığı açıkça görülmektedir. Bununla beraber, bu sınıflamanın yalnızca amaca giden bir yol olduğu hatırlanmalıdır, en son mühendislik hesabının yerini alamaz. Eşas olarak

empirik bir yaklaşımı temsil etmekte olup, inşaat sırasında uygun saha ölçümleriyle kontrol edilmelidir. Bir kere bu yapılınca, Jeomekanik Sınıflama kaya kütle koşullarının saptanmasında, kaya takviye önlemleri ve iksanın seçiminde ve mühendislik projelerinde iletişimini sağlanmasında çok etkin bir yoldur.

Bent Temellerinde Etkin (Active) Faylar^(*)

J. L. SHERARD

Berkeley, California

L. S. CLUFF

Woodward Lungren and Associates, Oakland, California

C. R. ALLEN

California Institute of Technology, Pasadena, California

ÇEVİREN: MUSTAFA AKINCI

D.S.I. Genel Müdürlüğü, Ankara

ÖZ: Bu yazı etkin faylar üzerinde kurulmuş bentlerin, fay mekanizması ve kırıkları ile ilintisini, araştırmalarдан edinilen deney ve bilgilerin yorumunu, etkin faylar üzerinde kurulması zorunlu bendler için alınması gereken önlemleri içermektedir. Bendin etkin faylar üzerinde kurulma-
sı kaçınılmaz ise dolgu bend türleri tasarımlanmalıdır. Etkin fay kuşaklarında beton bind öne-
rilmemelidir.

Fay etkinliğini saptamak için yapılan jeolojik çalışmalar bent yerinin koşullarını açınlaya-
cak uzaklığa kadar yapılmalı ve fayın geçmişine özgü verileri içermelidir. Son yıllarda gelişen teknoloji, deney ve bilgi birikimi fayların etkinliğini-edilgenliğini (inactivity) saptayabilecek boyutlara ulaşmıştır.

(*) "Potentially active faults in dam foundations, 1974, Géotechnique 24, No: 3, 367-428" den kısaltılarak türk-
çeleştirilmiştir ve DSİ Genel Müdürlüğü'nde, Jeoteknik I adlı yayın organının Haziran 1977 sayısında ya-
yınlanmıştır.

GİRİŞ

Deprem bölgelerindeki bent yerlerinde sık sık faylarla karşılaşılır. Bentlerin ekonomik ömrü süresince olası fay atımlarını saptamak ve tasarımları buna göre yönlendirmek çok güçtür. Sunulan yazida etkin fayların incelenmesi özellikle mühendislik açısından irdelenecek, sonuçların tasarımlara etkisi vurgulanacaktır.

“Fay kırılması”, “fay devinimi (hareketi)”, “fay atımı” ve “faylanması” deyimleri yüzeyin faya göre konumunu belirlemek için özdeş anlamda kullanılmaktadır.

Fay ve depremin karşılıklı etki bütünlüğü vardır. Başka bir deyişle kimi depremler fayırları, oluştururken faylanması sırasında enerji özgürlenmesi de depremlere neden olur.

Akarsular vadilerini daha kolay aşınabilen ezilmiş, paralanmış kuşaklarda açıklarından, genellikle vadiler fayları izlerler. Bu nedenle bent temellerinde faylarla sık sık karşılaşılması bir raslantı değil, jeolojik ve dinamik olayların en olağan sonucudur. Şiddetli deprem bölgelerinde inşa edilen yüzlerce bentden ancak birkaçının temelinde fay gözlenmemiştir.

Fayın niteliğini (etkin-edilgen) saptamak bu konuda uzmanlaşmayı gerektirir. Çoğun, yerbilimcilerin özdeş fay konusunda değişik yarışlara verdiği gerçekdir. Nükleer Enerji Santral alanlarında yapılan çalışmalara göre US Atom Enerjisi Komisyonu onanan etkin fay tanımı aşağıdaki özgül niteliklerden bir veya birkaçını içermelidir:

- 1) Yüzeye veya örtü altında son 35.000 yılda en az bir kez atımlandığını veya geçmiş 500.000 yılda devinimin yinelendiğini kanıtlayan olayların gözlenmesi,
- 2) Aygıtsal ölçümlerle yeterli doğrulukta saptanan makrosizmisite ölçümlerinin fay ile direkt ilişkisinin gösterilmesi,
- 3) (1) ve (2) de anılan özgül niteliklerini içeren fayların birinin atımının diğerinin atımına neden olacağıının yapısal olarak doğrulanması.

Bentlere de uygulanan bu tanımlama genel anlamda yeterlidir, ancak birçok fayların yakın

jeolojik geçmişteki devinimlerini saptamak oldukça güçtür. Böyle durumlarda devinim ve atımın doğası ile yineleme koşullarını yorumlamak jeoloji mühendisinin görevidir.

Bent tasarımları bütünlüyle deneysel ve kürumsal olarak gerçekleştirilmektedir. Tasarım yöntemleri gün ve gün değişiyorsa da, özünde daha önce kurulan bentlerin üretimlerini başarı ile sürdürmeleri tasarımcıların deneylenmelerini sağlamaktadır. Bent temellerinde gözlenen fayların etkinliği konusunda geçmiş özgür güvenilir belgeler yoktur, bu nedenle çoğu kez yorumlarla yetinmek zorunluğunu vardır. Etkin fay kuşaklarında tasarımlanan bentler, tasarımcının, yeryejeoloji, sismoloji ve öteki mühendislik bilgileriyle iyi donatılmasını gerektirir, ancak bu koşullarda yorumlar doğru sonuçlar verir.

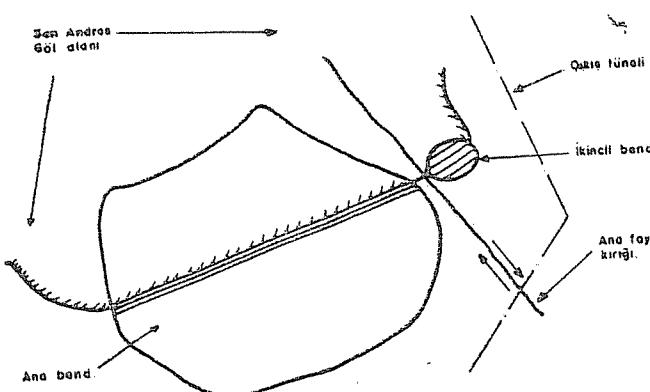
Bu yazı, birçok bent tasarımlarında çalışılmış, olayları gözlemiş olan uzmanların, sorunları eleştirmesini, yeni gelişmelerin tartışmasını içermektedir.

BENT YERLERİNDE FAY KIRILMALARI İLE İLGİLİ GÖZLEMLER

Yazarların bilgilenmelerine göre depremler sırasında atımlanan fayların neden olduğu bent yenilmesi olmamıştır. Yeryüzünde değişik boyutlarda 25.000 kadar bent vardır. Bunların 500 den fazlası çeşitli nedenlerle ya yenilmiş ya da zarar görmüşlerdir, ancak yenilme nedeni faylanması değildir. Depremlerin bentler için büyük olduğu kuşkusuzdur. Ne varki deprem sırasında oluşan faylanması bent yerlerine rastlama olasılığı çok azdır. Aşağıda bu tür bentlere örnekler verilmiştir.

1906 San Francisco depremi

San Francisco'nun birkaç mil güneyinde 100 yıl önce kurulan San Andres bendi 27 m. yükseklikte ve toprak dolgudur. Bent iki setten oluşmuştur, doğu yakasındaki set, ana setten ince bir sırt ile ayrılmaktadır. 1906 San Francisco depremi sırasında San Andres fayının ana kırığı iki set arasındaki bu sırttan geçmiştir (Çizim 1). Ana set, doğu yakasındaki sete göre kuzeye 2.5 m külesel olarak devinmiştir. Doğu yakasındaki tünel, doğrultusundan 3 m. sapmış-



Cizim 1: San Andres bendi. Ana fay kırığının konumu.

tür. Göl alanında $20 \times 10^6 \text{ m}^3$ su olmasına karşın ne su kaçağı ne de başka olumsuzluklar gözlenmemiştir. San Andres fay vadisinde kurulan bu benden istatiksel önemi vardır. Benden kurulduğu yıllarda deprem faylanma konusunda bilgilenme yetersizdi. Bugünkü bilgilenme ile San Andres gibi ana fayların etkin olduğu kolayca gözlenebilir ve bu tür fay vadilerinin bent yeri için uygun olmadığı kolayca saptanabilir.

İçmesuyu amaçlı Crystal spring bendi de, San Andres bendenin birkaç mil güneyinde ve San Andres fay vadisindedir. Deprem sırasında ana fay kırığı benden uzun eksenini dik kesmiştir. Beden batısı doğusuna göre 2 m. kuzyeye kaymıştır. Dorukta 1 m. derine kadar enine ve boyuna çatlaklar gözlenmesine karşın su kaçağı olmaması, dolgunun bent olarak işlevini nasıl sürdürdüğü konusunda tartışmalara neden olmuştur. 1888 de beton ağırlık bendi olarak kurulan Lower Spring bendi, fay kırığından 200 m. ötede olmasına karşın depremden etkilenmemiştir.

1959 West Yellowstone depremi

Hebgen bendi 1914 yılında toprak dolgu olarak inşa edilmiştir. Doruk uzunluğu 210 m, yüksekliği 27 m. dir. 25 km. uzunluğundaki göl alanında $370 \times 10^6 \text{ m}^3$ su depolanmaktadır. 17 Ağustos 1959 West Yellowstone depremi sırasında göl alanı dolu idi. Devinimler düşey atımlı faylar olarak gelişti. Ana fay kırığının toplam uzunluğu 75 km. den fazla idi. Göl alanının sağ yakasını kesen Hebgen fay kırığı bu noktada 5 m. düşey atımlanmış ve fayın güneyi

kuzeyine göre düşmüştür. Faylanma ile birlikte göl alanı altındaki ana kaya 6.7 m, bent temelindeki ana kaya ise 3 m. bitevil olarak çökmuştur. Göl alanındaki ortalama çökme 3.2 m. olduğundan bent ve su düzeyi görece (relative) özdəş yükseltide kalmıştır. Deprem kütle devinine neden olmasına karşın bendi fazla etkilememiştir. Az harcamayla onarılmış, işletmeye açılmıştır.

BALDWIN HILL GÖL ALANI YENİLMESİ

Baldwin Hill göl alanı yenilmesine fay boyunca gelişen sızmaların aşındırması neden olmuştur. Bendin yapımı sırasında fay birkaç cm. devinmiş, göl alanındaki sert kili kırmıştır. Göl alanı ve doğal payandalar Alt Pliestosen ile Üst Pliestosen yaşlı, bitişimsiz (cohesiveless) ince kum, silt ve kil içermektedir.

Sızıntı su fay boyunca gelişen yarıklardan girmiş, doğal payandaların akış aşağı olan eğim yüzeylerine etkimiştir. Kolayca aşınabilen ince kum ve silt yıkanmıştır. Bendin yakınında petrol üretimi nedeniyle büyük bir çökmeye olduğundan fayın etkisinin olup olmadığı tartışma konusudur. Deneyler, sızıntı suyun, ince taneli bitişimsiz zeminin kil katmanları ile ardalanması sonucu, payandalarda ve temelde etkili olduğunu göstermektedir. Bitişimli olan kil esinme tünelerde oluşturduğu kemerenme ile, ince kum ve siltin yıkanmasını sağlamakta, büyük boyutlarda sızma tünelinin gelişmesine neden olmaktadır. Eğer temelde salt ince taneli bitişimsiz kum bulunsaydı, sızma tüneleri gelişmemeliydi ve kum, fayın oluşturduğu yarıkları kapatabilirdi.

Araştırmacılar tarafından gözlenen, kalın katmanlı killerde gelişen aşınma boşluklarının oluşumunu açıklamak oldukça güçtür. Ayıran killer olarak bilinen bu tür killerin yenilmede etkin oldukları da geçektir.

ŞİMDİKİ VE GEÇMİŞTEKİ TASARIM UYGULAMALARI

Birkaç örneğin dışında deprem bölgelerinde kurulan bent temellerinde faylanma sorunu ayrıntılı olarak incelenmemiştir. Çalışmalar genel-

likle yüzey jeolojisi ve araştırma kuyuları aracılığı ile yürütülmekte, bent yerinin çevresini kapsamakta idi. Kimi kez de geçmiş jeolojik çalışmalar ile yetinilmektedir. Ancak bu çalışmalar fayların olası etkinliği veya edilgenliği konusunda fazla bilgi vermemektedir.

Etkinliği ve edilgenliği saptanamayan faylar üzerinde tasarımılanan bentler varsayımlarla kurulmaktadır. Çok kullanılan varsayımla ise; bentin ekonomik ömrü sırasında bu fayların kırılma olasılığının çok az olması, kırılsa bile bent üzerinde fazla etkili olmayacağı biçimindedir.

Bugünkü uygulamada, bent temelinde etkin fay gözlenirse daha uygun yerler seçilmektedir. Bentin kurulması zorunlu ise gerekli önlemler alınır, örneğin dolgu türü bentler önerilmektedir.

Etkin fayların olduğu kesinlik kazanan yerlerde bentin kuruluşundan kaçınılmıştır, bu kurallın dışında sadece birkaç örnek vardır.

COYOTE BENDİ

38 m. yüksekliğindedeki Coyote bendi 1936 yılında Calaveras fayının ana kolu üzerinde kurulmuştur. Yakınındaki Hayward fayı en son 1868 yılında kırılmış ve 6.5 - 7 m. şiddetinde bir deprem oluşturmuştur.

Tasarım çalışmalarını yürüten jeoloji mühendisleri Coyote bendinin ömrü boyunca faylanmanın yineleceğini, düşeyde 1 m. ve yatayda 6 m. atımlanacağını öngörmüşlerdir. Ayrıca faylanma anında temelde 30 cm. lik çatlakların oluşacağı belirlenmiştir. Uzmanlar, bentin aşağıda ki koşullara özen gösterilerek yapımı durumunda güvenlik içinde işletilebileceği görüşünde birleştiler. Bent toprak dolgu olacak ve:

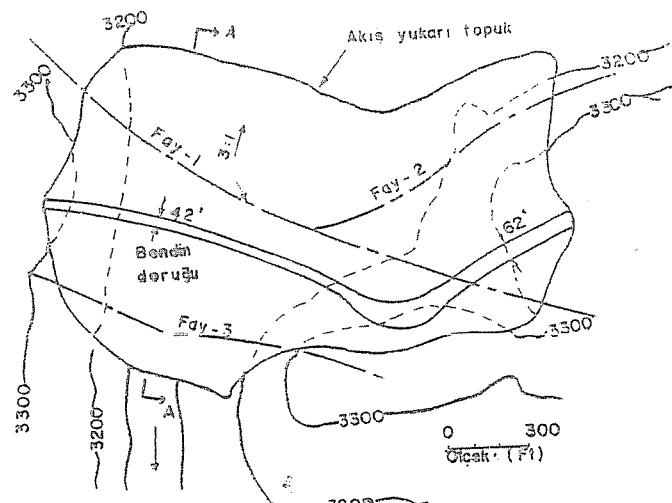
- Geniş, iyi sıkıştırılmış kil çekirdek tasarımlanmalı
- Akışyukarı yüz kaplanması
- Kil çekirdek genişliği su düşüşünün en az 5 katı olmalı
- Fazla dolgu payı bırakılmamalı
- Faylanma sırasında oluşacak çatlakların kapatılması için sıkıştırılmış geçirimsiz

çekirdeğin akışaçığı ve akış yukarısına kum ve çakıl kusatları yapılmalıdır; böylece suyun çekirdeğe etkisi sınırlanmalıdır.

Bu önerilere göre tasarımılanan Coyote bendinin doruk genişliği 30.5 m, dalga payı ise 6.7 m. dir. İnşaat bitiminden bu yana faylanma olmuş, bent sorunsuz işletilmektedir.

CEDAR SPRİNG BENDİ

İçme suyu sağlama amaçlı olan bu bent 1971 de tamamlanmıştır. Bent yeri San Andres fayından 8 km uzakta, şiddetli deprem bölgesi içindedir. 1964 yıllarındaki temel araştırmaları sırasında birçok fay gözlenmiştir. Faylar bende koşut (parallel) ve vadi doğrultusundadır. Sol yakada bendi akışyukarısından akışaçığı kesmektedir (Çizim 2).



Çizim 2: Cedar Spring bendi, Kusbakısı görünüş ve fayların konumu.

Ana kayanın üstünde açılan araştırma hendirlerinde alüvyonun düşey doğrultuda 0.9 - 1.5 m. atımlandığı gözlenmiş, ancak yatay atımlanın düşey atımlamaya göre durumu saptanamamıştır.

Akısyukardaki FAY-1 jeolojik formasyonların dokanlığı durumundadır. Ana kaya az cimentolü kumtaşıdır, kazi araçları ile kolayca kazılmıştır. Akış aşağıdaki FAY-3 üzerindeki temel, sert granite oturtulmuştur.

Araştırma hendeklerinde yapılan araştırmalar fayların etkin olduğunu kanıtladı. Bendlin güvenlik sorunlarını çözmek için bir araya gelen uzmanlar gurubu (Deprem araştırma ve bent tasarımları uzmanları) tasarımda büyük değişiklikler yapılması durumunda bendlin yapılarında sakinca olmayacağı sonucuna vardılar.

Önerilere göre;

- Bendlin yüksekliği 92 m. den 66 m. ye düşürülecek
- Göl alanı yetisi (kapasitesi) 160×10^6 m³ den 60×10^6 m³ düşürülecek
- Temel ve kil çekirdek bütünüyle sert granitin üzerine gelecek Çizim 3 de bendlin enine kesiti görülmektedir.

Cekirdek için yöredeki siltli kum yerine aşınmaya karşı dayanıklı göl kili kullanıldı. Geçiş kuşaklarının (transition zone) birleştiği doruk oldukça geniş tutulan fayın akış yukarıdan akış aşağıya geçtiği kesimde doruk genişliği 19 m. ye çıkarıldı.

Etkin faylara karşı savunma 3 nolu (Çizim 3) geçiş kuşağı ile sağlanmış, bu kuşakta özellikle çatlakların kapanmasına olanak verecek temiz ve bitişimsiz (Cohesionless) gereç kullanılmıştır. Fay kırılmasından sonra kil çekirdekte oluşacak çatlaklara girebilecek su 3 no.lu kuşakın geçirimliliği ile sınırlanılarak ve akış aşağıdaki geniş kaya dolgu kuşak ile denetlenecektir.

Kazı sırasında birkaç cm. genişliğinde etkin faylar gözlemlenmiştir. Bu faylar tektonik bölgelerde gözlenen olağan faylara benzemektedir.

Kesin tasarımda geçirimsiz çekirdek için kullanılan kılın aşınmaya karşı dayanıklı olmasına özen gösterilmiştir. Çekirdekte çatlak oluşsa bile kil aşınmayı önleyecek nitelikte seçilmiştir.

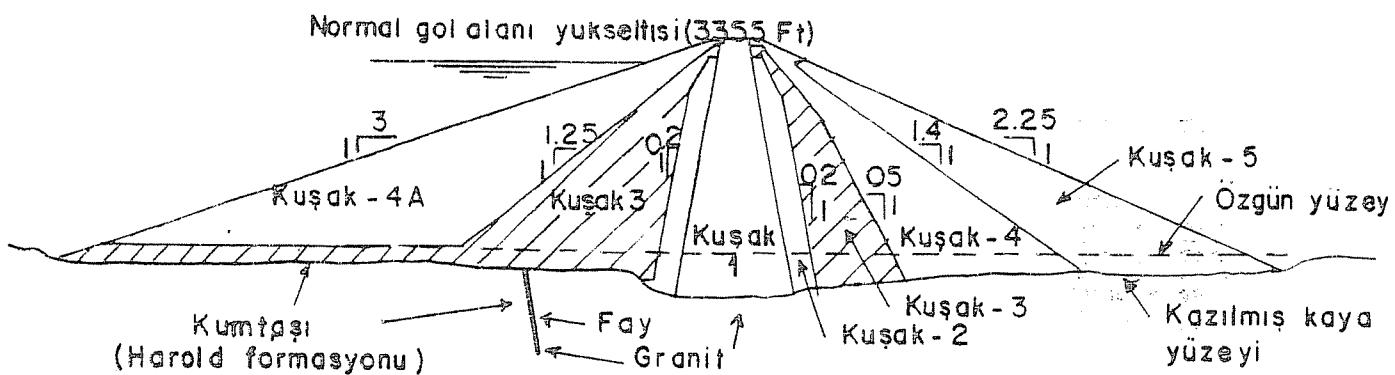
Bent işletmeye açıktır, su ana kadar hiçbir sorun yaratmadır.

FAY KIRIKLARININ AYRINTILARI

Aşağıda, yüzeysel fay kırıkları gözlemlerinden edinilen ve mühendis için önemli olan konular özetiştir. Olayların gelecekteki olasılıkları, geçmişteki jeolojik bilgilere ve deneylere dayanmaktadır.

GEÇMİŞTEKİ FAY KIRIKLARI

Son 150 yıl içinde jeoloji mühendisleri tarafından gözleme bilen 100 den fazla fay kırılmış, ancak bunların birçoğu yeterince tanımlanıp belgelenmemiştir. Fay kırıklarının coğunu da son yıllarda belgelendiği gerektir. Bu nedenle son 150 yıl içinde gözden kaçan kırıkların da niceliği (sayısı) bilinmemektedir. Belgelenmiş fay kırıklarının niceliğine dayanarak tüm fay kırıklarının olasılığını saptamak yanlıştır.



Kuşakların betimlemesi

Kuşak 1: Göl gökeli gereçli kil çekirdek

Kuşak 2: Siltli kum (Harold formasyonundan)

Kuşak 3: İşlenmiş kum çakıl geçisi,

Kuşak 4-4A: İşlenmiş, sıkıştırılmış kaya dolgu. (Tane boyu 3-30 inç)

Kuşak 5: Kaya dolgu (En az 18 inç boyutlu)

Çizim 3: Cedar Spring bendi AA enine keniti.

Birkaç yıl öncesine kadar faylanmanın kimi depremlerle bağımlı olduğu sanılıyordu. Ancak son yıllarda yapılan yoğun çalışmalar fay ve deprem oluşumunun içe içe olduğunu kanitlamıştır. Yeryüzünün birçok bölgesinde ana fayların atım ve enerji özgürlenmesinden oluşan depremlerin kilometrelere ötelerde ikincil faylara neden olduğu bilinmektedir.

Kimi faylar boyunca gözlenen kırıkların depremlerden önce oluştuğu ve bu fayların etkinliklerinin jeoloji mühendislerince gözlendiği de doğrulanmıştır. Faylanmalar yoğun fay şevleri üzerinde gelişmektedir. Fay kırılmasının özdeş faydaki önceki kırılma noktasında olacağı düşünülsürse de, bu yargıya kesin doğrulukla varılamaz. Temel olan gerilimlerin en yoğun olduğu kesimlere özen göstermektir.

Tüm faylar jeolojik zaman içinde yeni bir fay olarak belirir. Ancak faylanmanın yinelenme olasılığı mühendislik yapısının ömrü içinde azdır. Çok özel koşullar dışında kalan faylar (Örneğin itki faylarında çıkan blok üzerindeki ikincil faylar) yapıyı çok etkilemez. Kimi faylar ise çimentolanma ve metamorfik işlemlere doğal olarak onarıldıkları için faylanma uzun aralıklı devirlerle olasıdır.

FAY TÜRLERİ VE KIRIKLARIN DOĞASI

Enerji özgürlenmesi sırasında fay bloklarının bağıl devinimleri yer kabuğundaki gerilimlerin yersel konumlarına göre eğim atımlı (dip-slip) ve doğrultu atımlı (strike-slip) belirir. Mekanik işlemlere ve blokların bağıl devinimlerine göre fayları üç bölümde incelemek gerekmek.

1) Doğrultu atımlı (strike-slip) faylar: Bu tür faylarda birincil atım yatay doğrultudadır. Fay düzlemleri kuş bakışında düşeye yakındır, ana faylar hava fotoğraflarında çizgisel şeşler olarak belirir.

2) İtki (thrust) fayları: Bu faylar yatay baskılama (compression) ile düşey atım içerirler. Fay düzlemleri az eğimlidir ($20^\circ - 40^\circ$), bundan ötürü dağlık alanda itki fayının izleri kuşbakışında kıvrılmış görünür. Yeryüzünün birçok ana fayları bu türdendir. Büyük depremlerin çoğu da okyanus hendeklerinin okyanus dibini kı-

ta altlarına itmesiyle oluşmaktadır. 1964 Alasca depremi ile 1960 Çin depremi bu tür fay kırılmalarının örnekleridir.

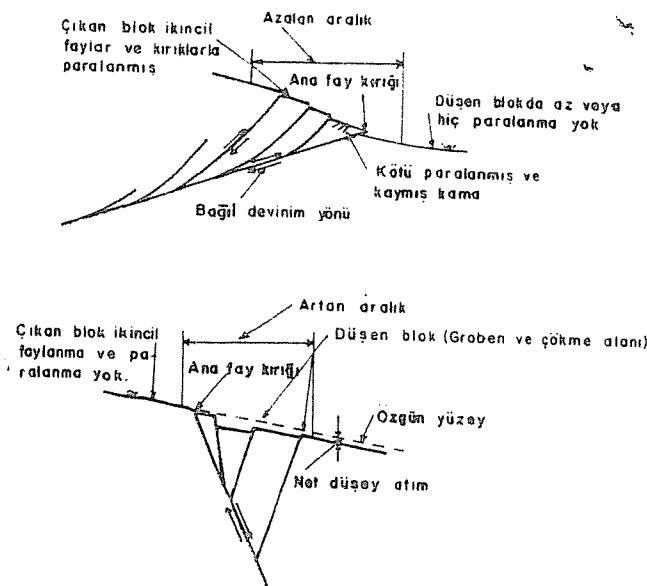
3) Normal faylar: Bu tür faylar yatay çekme (tension) kuvvetlerinin oluşturduğu düşey atımları igerirler. Eğimleri genellikle 60° dir, fay düzleminin kuşbakışı izleri oldukça karmaşıktır. Orta Okyanus sırtları boyunca, yerkabuğu çekmelerinin fazla olduğu olanlarda daha sık gözlenirler.

Kırıkların doğası her üç fay türünde de ayırdır ve mühendislik açısından son derece önemlidir. Doğrultu-atımlı faylarda birincil atım yatay yönde olduğundan, yüzeyin bağıl alçalması veya yükselmesi söz konusu değildir. Bundan ötürü akarsular yoğun doğrultu-atımlı fayları izlerler. Normal ve itki faylarında bağıl alçalma ve yükselme (karşılık bloklarda) olduğu için fay dağ yamacının es yükselti eğrisini izler. Akarsular normal ve itki faylarına ya kosut (paralel) akarlar, ya da bu fayları düşük yükseltilerde keserler. Hebgen bendi yöresindeki normal fay akarsu vadisine 300-600 m. yükseltide kosut uzanmaktadır.

Doğrultu-atımlı faylardaki kırıklar oldukça basit ve iyi tanımlıdır. Diğer iki fay türüne (itki ve normal) göre daha az ikincil ve dallanma (branching) kırıkları icerirler. Bu faylarda, daha önce oluşan kırıkların fizyografik durumlarını inceleyerek gelecekteki kırılmaların nereelerde olacağı saptanabilir. Çünkü bu tür faylarda kırılmalar özdeş doğrular üzerinde yinelenir.

İtki fayları çok daha karmaşık mühendislik sorunları sunarlar. Bu fayların gözlenmesi, yoğun toprak kaymaları ile örtülü olmasından ötürü güçtür. Ayrıca, fay şevlerinin jeolojik zaman içinde aşınması, çıkan blok üzerinde oluşan ikincil faylar, etkinlik ve edilgenlik konusunda yargıya varmayı güçleştirir.

Normal faylar, tanımlamaları ve mühendislik sorunları bakımından itki fayları ile doğrultu-atımlı faylar arasında yer alırlar. Fay şevleri itki faylarına göre daha iyi korunmuştur. İtki faylarının tersine, normal faylarda düşen blok kırılma eğilimi gösterir. Faylanma yüzeyi itki faylanmasında olduğu gibi fazla kırılmaz ve kırılma ana faydan uzakta değildir (Çizim 4).



Cizim 4: İtki ve normal fayların özgül nitelikleri.

ANA FAY SİSTEMLERİ

Yeryüzünde milyonlarca yıldan beri devinen, büyük boyutlu, yüzlerce mil atımlanmış kimi ana faylar vardır. Doğrultu-atımlı olan bu fayların devinimi topografyayı o denli etkilemiştir ki, hava fotoğraflarından bile kolayca ayırtlanabilirler. Genel anlamda, en şiddetli depremleri oluşturan anılan fayların atımlarıdır.

Kaliforniya'daki San Andres fayı bunların en tipik ve üzerinde en yoğun araştırma yapılmıştır. Jeolojik olgular bu fayın en az 100 milyon yıldır yatay doğrultuda devindiğini ve bu sürede içinde 300 milden fazla atımlandığını kanıtlamaktadır.

Kuzey Anadolu fayı da doğrultu atımlı faylara ilginç bir örnektir. Yaklaşık 100 km. uzunluğundaki bu fayın konumu batıda çok belirgin değildir, nedenleri de henüz anlaşılamamıştır.

Ana fayların birçoğu da günümüzde dek ayırtlanamamıştır. Çünkü jeolojik çalışmalar ya bunların saptanmasına yönelik olmamış, ya göl alanı veya bent yerindeki çalışmalar bu faylara kadar uzanmamıştır. Gerçekte, bilinen belli başlı ana faylara bile son yıllarda özen gösterilmeye başlanmıştır. Yakın geçmişte bu fayların kümeleri kırılma geçirmemesine karşı etkin olarak nitelenmektedirler.

Ana faylarda coğun kırılmalar belirli noktalarda yoğunlaşmaktadır. (Örneğin San Andres fayı). Böyle koşullarda fayı ve niteliğini saptamak kolaydır. Bent yeri seçimlerinde bu kuşaklardan kaçınmak, zorunlu olmadıkça buralarda bent yapmamak gereklidir.

YERKABUĞUNUN BIÇİM DEĞİŞTİRMEŞİ (DEFORMASYONU), İKİNCİL VE ETKILEME FAYLARI

Büyük fay kırıklarına ve şiddetli depremlere yerkabuğunun biçim değiştirmesi neden olmaktadır. Biçim değiştiren kuşak coğun faydan birkaç mil veya yüzlerce mil ötelere uzanmaktadır, bu uzaklık, ana faylarda daha da artmaktadır. 1964 Büyük Alaska depreminden 200.000 km² lik alan-düşen ve çıkan blok olarak-devinmişdir. Çıkan blok 12 m. atımlanmıştır.

İkincil ve etkileme fayları üzerindeki kırılmalar kabuksal biçim değiştirmelerin en yoğun olduğu alanlarda oluşur, normal ve itki faylarının kırıkları ile ilintilidir. Normal ve itki faylarının ana kırıkları ikincil faylar üzerinde de kırıklar oluştururlar, ancak doğrultu-atımlı faylar için özdeş durum söz konusu değildir.

Kuzey Amerika'da bilinen fay kırılmalarının yarısından fazlası ikincil faylar üzerindedir. İtki ve ikincil faylardaki kırıklar çıkan (upthrown) blokta gözlenmekte, düşen (downthrown) blokta fazla kırılma olmamaktadır. 1971 de Fernando itki fayının kırılmasında çıkan blokda 2 m. den fazla yükselim gözlenmiştir.

Normal faylarda kabuksal değişim ve kırılmalar düşen blokta oluşur. Bu olgu Hebgen bendi yakınında oluşan depremde çok iyi kanıtlanmıştır.

Kabuksal biçim değiştirmelerin yoğun olduğu kimi alanlarda fay atımı gözlenmemesine karşın yapıların kabuksal gerinim (strain) ile eğildiği gözlenmiştir. Eylül 1954 depreminden (Orleansville yakınında) kabuksal biçim değiştirmeye kaya tünelini 1.5 m yükseltmiştir. Deprem odağından 4 km. uzakta olan Ponteba bendi 20 m. yükseklikte, 80 m. uzunlukta beton bent düşey doğrultuda döndürülmüş, depremden sonra yapılan araştırmalarda bir ucunun diğer

ucuna göre 0,55 m . yükseldiği görülmüştür. Olay sırasında bent temeli sağlam kalmış, sadece temelin oturduğu anakaya meyillenmiştir. İnceleme sonunda ana kayayı kırılmadan döndüren etkenin çok sık aralıklı ikincil faylar olduğu sonucuna varılmıştır.

Benzer örnek San Fernando fayının kırılması ile (1971) Les Angeles bent yerinde görülmüştür. Tasarım evresindeki bent yerinde faylanma öncesi ve sonrası denestirildiğinde, sol payanda duvarının 0,55 m, sağ payanda duvarının da 0,32 m. meyillendiği saptanmıştır. 400 m. lik yatay aralıkta ortalama 0,23 m. meyil enme gözlenmiştir. İkincil faylar üzerindeki kırıklar, ana fay üzerindeki kırıklardan 25 km. uzakta oluşmuş, ancak uzaklıkla doğru orantılı olarak yeginlik azalmıştır. Bu tür faylanmalar beton bent mühendisliği yönünden son derece önemlidir. Beton bentlerin duyarlı kesimlerinde kimi kez 1 cm. lik farklı devinim istenilen güvenlik sınırlarını aşabilmektedir.

FAY-ZAMAN İLİŞKİSİ: FAYLANMANIN YİNELENMESİ

Geçmişteki faylanmaların belgeleri mühendise çok az yararlı bilgi sağlamaktadır. Oysa tasarım evresi faylanma olayının gözlenmesi için çok kısa bir süredir.

Ana fayların jeolojik zaman içinde binlerce kez yinelendiği yadsızmadır bir gerçekdir. Kabuksal gerinimin (strain) jeodetik ölçümü bu olgunu doğrulamaktadır. Örneğin; San Andres fayının batısındaki kütle, doğusundaki kütleye göre yılda 3 cm. devinmektedir. Bu geriniminin devirli kırımlarda değişeceği varsayılsa 100-200 yıl aralıklı ve 3-6 m atımlı kırımlar olasıdır. Geçmişte fayın yinelenmesi bu aralıklarla olmuştur.

Daha önce devinimi belgelenmemişen ikincil faylarda yinelenme olasılığını belirlemek tüm varsayımlara karşın olanaksızdır. Bu tür fayların jeolojik ve C¹⁴ teknigi ile yapılan araştırmaları, Holosen alüvyonlarını atımladığını kanıtlaşmış, ancak ayrıntılı bilgi edinilememiştir.

Geçmişteki faylanma olaylarının incelenmesi bir anlamda çok önemlidir. Belgeler etkin fay-

ların uzun süre (50 yıl veya daha fazla) kırılma göstermediğini kanitlamıştır. Bu olgu duyarlı aygıtlarla yapılan ölçümlerde doğrulanmıştır.

Mühendisin ilgisini çeken soru 'faylanma ne zaman olacak'tır. Bu soruyu ne aygitsal ölçümlelerle ne de jeolojik verilerle kesin olarak yanıtlamak olanaksızdır. Ancak faylanmanın ani olmadığı, sadece gerilimin yoğun olduğu noktalardaki atımlanmanın ani olması mühendisin özen göstermesi gereken bir konudur. Birçok durumlarda, kalıcı gerilimlerin neden olduğu hızlı yüksümlar (rapid creep) depremden sonra günlerce sürmektedir.

FAYLANMA OLAYININ JEOLOJİK ARAŞTIRMA YÖNTEMLERİ

Genel

Faylanma olayının ayrıntılı değerlendirilmesi geniş kapsamlı bir konudur. Burada, yakın geçmişteki deneylerin ışığında faylanmanın ana kavramları vurgulanacaktır.

Bend yerindeki faylanma olayı araştırılırken genellikle bölgenin depremliliği çalışmaları ile birlikte yürütüllür. Araştırmalar bölgedeki bütün etkin fayları (bent yerinden veya göl alanından geçmese bile) kapsamalıdır. Deprem sırasında etkin faylar boyunca büyük yer kaymaları olağandır. Bu nedenle fay araştırmaları sürdürülürken bendi etkileyebilecek olası yer kaymalarına da özen gösterilmelidir.

Faylanma olayının en güvenilir kanıtları jeolojik araştırmalarla elde edilir. Kimi kez bölgenin depremliliği konusunda yapılan aygitsal ölçümler, gerinim (strain) ve yükselim gözlemleri de gereklidir. Ancak geçmişte faylanmanın olup olmadığını kanıtlayacak verilerin yüzey jeolojisi ile derlenmesi birincil amaçtır.

Son yıllarda nükleer enerji santralları ve büyük bentlerin güvenliği bakımından faylanma konusu önem kazanmış, araştırmalar artmıştır. Geçmişin deney birikimi ve gelişen bilgilenme ile geniş kapsamlı, ayrıntılı çalışmalar faylanma olayını aydınlatacak konularda derişmektedir. Çalışmaların tüm amacı derlenen jeolojik verilerin yardımıyla fayların etkin veya edilgenliği-

ni saptamaktadır. Ayrıntılı ve bütünenmiş araştırmalar sonucu fayların niteliklerini saptamamak olasılığı çok azdır. Etkin fayların devinimleri yüzey jeolojisi ve topografyada ayrışma ve aşınma işlemi ile kolay kolay silinemeyecek izler bırakmaktadır.

FAY ARAŞTIRMALARININ DOĞASI

Fayların jeolojik değerlendirilmesi temel olarak şu varsayıma dayanmaktadır. Fay yakın jeolojik geçmişte kırılmışa gelecekte kırılma olasılığı var, tersi durumunda kırılma olasılığı yoktur. Son faylanma zamanı jeolojik-geomorfolojik ilişkilerle saptanmaktadır. Fayın niteliği, devinimin konumu geçmiş jeolojik olaylardan derlenir.

Jeolojik çalışmada ilk sorun, tasarlanan bent yerinden fay geçip geçmediğini saptamaktır. Bu sorun çalışmaların ilk aşamasında çözülür veya çözülmeyecektir. Fayların varlığı gözlendikten sonra, fayların niteliklerini (etkin-edilgen) belirlemeye çalışmaları sürdürülür.

Çalışmalar ilk aşamada yapılır. Birinci aşama, jeoloji, bölgesel tektonik ve genel depremlilik konularını içerir, 200-300 km. yarı-çaplı bir alanı kapsar. Bu aşamada bent yerine etkiyecek birincil jeolojik yapıların niteliği, depremlilikçe yönelik olarak irdelenir. Diğer bir deyişle ayrıntılı alan çalışması için bilgi derleme ve düzenleme bu aşamada yapılır.

İkinci aşama ayrıntılı jeolojik haritalamayı içerir. Yüzeyde ve yeraltı çalışmalarında gözlemebilin fayların nitelikleri, türleri ve davranışları irdelenir. Özel hava fotoğrafları çalışmalarına yardımcı olur. Ek olarak, bütünlüklere çalışmalar, örneğin araştırma çukurları ve delikleri, jeofizik bu aşamaya özgüdür.

Fayın varlığını kanıtlayan veriler, fay deviniminden sonra korunmuş yapıların yüzeyden gözlenmesi ile elde edilebilir. Fayların yüzeyden gözlemebilin kimi ayırtman özellikleri sunlardır:

- (a) Önceki faylanmada oluşan, aşınma işlemi ve daha genç çökellerce bozulmamış şevel (scars)
- (b) Vadi değiştirmiş akarsular

- (c) Yakın aralıklı özdeş formasyonlarda farklı yeraltı düzeyleri
- (d) Farklı bitki örtüsü
- (e) Yer kaymaları
- (f) Terkedilmiş alüvyon taraçaları

Öncelikle hava fotoğraflarından ayırtlanan bu özelliklerin kimilerine başka jeolojik olaylar da neden olabilir, örneğin; sert kaya katmanları hava fotoğraflarında fay şevi olarak gözlenebilir. Yanlışlar alan çalışmalarında giderilmelidir.

GENİŞ ALANDA YAPILMASI GEREKEN ÇALIŞMALAR

Fayın en son devinimini kanıtlayan olgular fayın belirli kesitlerinde görülür. Bu nedenle bent yeri çevresinde yapılan araştırmalarдан sağlanan veriler kesin yargılara için yeterli değildir. Çalışmalar fay boyunca yeterli bir uzaklığa kadar yapılmalıdır. Çalışma sonuclarının güvenirliliği harcanan emege ve çalışma alanının boyutlarına bağlıdır. Söz konusu araştırma bent yerinin 100 km. uzağına kadar sürdürmelidir.

En önemli sorun, vadi boyunca alüvyon altında bulunan ve bent yerini kesen faylardır. Akarsuların aşındırması ile fay kanıtları silindiğinden, kuşku duyulan bu tür fayların araştırmaları bent yerinin uzağını da kapsamalıdır.

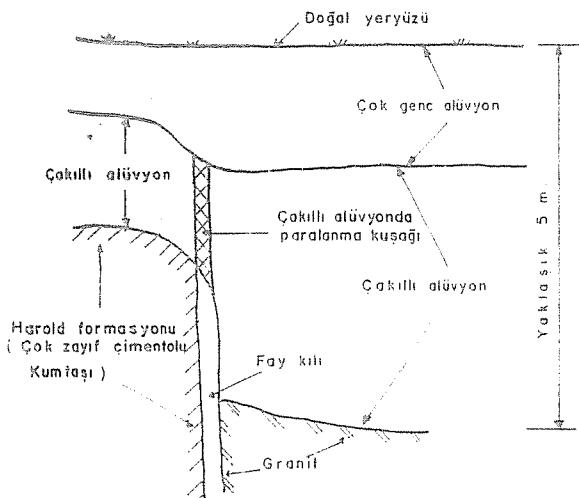
Su bölüm çizgileri fayın bir akarsu vadisinden diğerine geçiş alanlarıdır. Faylanmanın geomorfolojik olguları buralarda iyi korunmuştur, ipuçları için en uygun yerlerdir.

Geçmiş dönemlerde deprem bölgelerinde kurulan birçok bentin ayrıntılı jeolojik araştırması sadece bent yerinde yapılmış, güvenlik açısından istenilen sınırlara ulaşmamıştır. Bu tür uygulamalar artık geçerli değildir, araştırmalar jeolojik koşullara göre bent yerinin belirli uzaklığına kadar yapılmalıdır.

ARAŞTIRMA HENDEĞİ (Test trenches)

Çağdaş araştırmalarda istenilen yöntemlerden biri de kuşkulu alanlarda araştırma hendeği açarak fay izlerini gözlemektir. Bu yöntem

Özellikle son yıllarda önem kazanmıştır. Yüzeyden gözlenemeyen kimi fayların etkin veya edilgenliği araştırma hendeklerinden elde edilen ve rilerle doğrulanabilmektedir, örneğin; Cedar Spring bent yerindeki çalışmalar (Çizim 5).



Çizim 5: Cedar bendi; Araştırma hendeklerinde yüzekenlenen küçük bir etkin fayın görünüsü.

Araştırma hendeklerinde yapılan çalışmaların ana amacı yüzey çökellerinin fayla atımlanıp atımlanmadığını saptamaktadır. Ayrıca hendeklerden alınacak karbonlu gereçler üzerinde radiometrik yaş saptaması yapmak olanağı vardır. Hendeklerin çok derin olması zorunlu değildir, yüzey jeolojisi ile iyi belirlenen bir yerde 2-4 m. derinlik yeterlidir. Araştırma hendeklerindeki olguların iyi gözlenmesi için duvarlar özenle temizlenmeli, en küçük ayrıntıyı görebilecek nitelikte olmalıdır.

Hendeklerde fayın jeolojik zaman içinde birkaç kez yinelendiğini gözlemek olasıdır. Derinlerdeki yaşı çökellerin genç çökellere göre daha fazla atımlanmış olması böyle bir olsunun kanıtıdır. Coyote Creek fayı, araştırma çukurlarından edinilen bilgilere göre son 3000 yılda 150-200 yıl aralıkları yinelenmiştir.

Araştırma çukurlarında yüzleklenen fay killeri temelin altında uzanan fay boyunca oluşan aşınma konusunda yargıya varmayı kolaylaştırır. Ancak fay kilinin niteliği fayın etkinliğini kanıtlamak için yeterli değildir. Fay killindeki cilali yüzlerin ve kayma çizgilerinin yönü, faylanma yönünü saptarken çoğu kez yanlışlara

neden olur. Yüzeye yakın yerlerde fay kilinin sıkışır, yukarıya doğru devinme eğilimi vardır. Bu devinme fayın atmından bağımsız olmasına karşın cilali yüz ve kayma çizgileri içerebilir.

FAY ATIMINI OLASILAMAK (Tahmin etmek)

Jeoloji mühendisi, etkin fayların geletteki olası kırılma boyutlarını birkaç yöntemle saptamağa çalışır. Bu çalışmasında aygitsal ölçümelerden, geçmişteki kırılmaların sayısal verilerinden ve araştırma hendeklerinden yararlanır. Fayı izleyerek uzunluğunu saptamak, olası atımların niceliklerini daha iyi belirler. Atımlamada fay türünün de önemli etken olduğu unutulmamalıdır. Kilometrelerce uzunluktaki doğrultu atımlı bir fayın atımı bir kırılma veya bir deprem süresince 1 m. den fazla değildir. Buna karşın 10 km. uzunluktaki itki fayının atımı bir kırılmada 2-3 m. olabilir. Örneğin, Kaliforniya depreminde (1971) San Fernando fayında kırılma uzunluğu 15 km. olmasına karşın atım 2 m. olmuştur.

Olasılık yöntemlerinden biri de; kırılmaının fay uzunluğunun %50 kadarı olacağı, atımın ise özdeş faylarda geçmişteki atım niceliğini aşmayacağı biçimindedir.

BENT TASARIMLARINDA ETKEN FAYLARIN YORUMU

Fay etkinliğinin değerlendirilmesi

Jeolojik çalışmalar tamamlandıktan sonra tasarımcı yapının ömrü boyunca fayın kırılma olasılığı konusunda karar vermelidir. Jeoloji mühendisinin kuşkulu olduğu kimi faylar için tasarımcı "evet" veya "hayır" demek zorundadır. Ancak jeoloji mühendisinin kesinlikle etkinliğini veya edilgenliğini saptadığı faylar konusunda tasarımcı jeoloji mühendisine güvenmelidir.

Fayların bağıl etkinliği

Alan çalışmalarında jeoloji mühendisi, bentin ömrü boyunca fayların kırılma olasılığı konusunda belirli düşünceler geliştirir. Bağıl etkinliğin sınıflandırılması ilk çalışmalarda çok ya-

rarlı veriler sunar. Bent yeri seçenekleri buna bağımlıdır. Ancak bağıl etkinlik sınıflandırması bent türü seçimi ve tasarıma fazla etkimez.

Bu konu bir örnekle açıklabilir. Bent yeri için birbirinden kilometrelere aralıktaki iki seçenek vardır. Her iki seçenekten de fay geçmektedir. A bent yerindeki fayın son 10.000 yıl içinde birkaç kez kırıldığı kanıtlanmış, bu nedenle fayın etkinliği kesinlik kazanmış, bentin ömrü boyunca yinelenme olasılığı fazla. Öte yanda B bent yerindeki fay genç çökellerle örtülmüş, son 10.000 yıl içinde kırılmadığı, ancak son 35.000 yıl içinde kırıldığı saptanmış, tanımlamalara göre bu fayda etkin olarak nitelenir, fakat A bent yerindeki fay derecesinde değil.

Diğer koşulların özdeş olduğu varsayılsa; B bent yeri A bent yerine yeğ tutulur. Jeolojik veriler A bent yerindeki fayın kırılma olasılığının B bent yerindekine göre fazla olduğunu göstermektedir. Ancak bina tasarımları —her iki fayda etkin olduğu için— özdeş olacaktır.

Kuşkulu etken faylar

Kimi kez, ya araştırmaların yetersizliğinden, yada sınırlı alan çalışmalarından ötürü fayın niteliği konusunda yargıya varılamaz. Örneğin; araştırmacı Orta Pliestosen yaşı bir çökelin faylandığını gözleyebilir, fakat son 35.000 yıl için faylandığını kanıtlayacak verilerden yoksundur. Bu nedenle fayın etkinliği kuşkuludur. Tüm bunlara karşın jeoloji mühendisi, yine de fayın niteliği konusunda esnek yorumlar getirmek durumundadır. Yerel jeolojik verilerin yetersiz olduğu durumlarda, bölgesel jeoloji, geomorfoloji ve bölgesel depremliliğin aygıtsal ölçümleri ile yargıya varılabilir. En azından son 35.000 yıl içinde kırılma olasılığı %50 olarak düşünülebilir. Bent tasarımcısı, jeoloji mühendisinin sunduğu tüm verilere özen gösterecek çalışmalarını sürdürür ve bentin kurulup kurulmayacağı konusunda son sözü söyler.

Siddetli deprem bölgelerindeki tüm faylar karşıtı kanıtlanmadıkça-etkin olarak nitelenir. Bu denli kararlı olmak, bendlerin çok duyarlı yapılar olması ve yenilmeleri durumunda ekonomiyi, insan yaşamını çok fazla etkileyecinden ötürüdür.

Depremsiz bölgelerdeki faylar

Yakın jeolojik geçmişte fayların kanıtlanmadığı bölgeler depremsiz olarak onanır. Bu bölgelerdeki bent yerinde bulunan fayların kırılma olasılığı deprem bölgelerine göre çok azdır. Bununla beraber tasarımlanan bent yerinde yine de ayrıntılı çalışma yapmak zorunludur.

Sismoloji biliminin gelişmesi ile birlikte, yeryüzünde depremsiz olarak nitelenebilecek ve deprem geçirmeyeceği konusunda güven duyulabilecek çok az alanların bulunduğu ortaya çıkmıştır. Depremsiz alanlarda fayların edilgenliğini kanıtlayacak veriler hemen gözlenebilir, ancak bu gözlemlerin belgelenmesi zorunludur. Özellikle bentin ve göl alanının büyük olması durumunda, bölgesel jeolojisi az bilinen alanlarda, depremsiz olmasına karşın fayların çok iyi araştırılması gerekmektedir.

Göl alanının oluşturduğu depremler

Geçmiş yıllarda göl alanının dolmasından oluşan birçok deprem gözlenmiştir. Üstelik bu depremler, depremsiz olarak nitelenen alanlarda olmuşmuştur. Olayların irdelenmesi göl alanlarının dolmasının büyük depremlere bile neden olabileceğiğini göstermiştir. Bu olgular özellikle depremsiz bölgelerde —büyük bent tasarımlarına sismik yönden yeni sorunlar getirmiştir. Bu nedenle depremsiz bölgelerde tasarımlanan bentler için aşağıdaki sorunların yanıtları gereklidir.

1) Edilgenliği saptanan 10-20 km. uzunluğundaki bir fayın göl alanından geçmesi durumunda olası faylanmalara karşın bent yapılmalı mı...?

2) Göl alanının dolması ile etkinlik kazanacak faylara karşı alınacak önlemler nelerdir...?

Bu koşullarda oluşan yüzeysel faylanma aşağıdaki nitelikleri içermektedir. Tartışmalara ışık tutacak olan bu niteliklere özen gösterilmelidir:

1) Göl alanının oluşturduğu depremler en fazla $M = 6.4$ şiddetinde olmuştur. Bu şiddetdeki depremlerin belirli atımlara neden olması olagandır.

2) Göl alanının oluşturduğu depremler faylar üzerindedir.

- 3) Bu tür depremler sığdır.
- 4) Birçok alanlarda yapılan odak mekanizması çalışmaları, anılan depremlerin suyun direk etkisinden çok, tektonik gerilim özgürleşmesinden ötürü olustuğunu kanıtlamıştır. Bu nedenle, depremsiz bölgede bile olsa, göl alanının oluşturduğu depremler normal tektonik devinimlerdir, diğer depremler gibi yüzey faylanmasına neden olabilirler. Ancak bu tür depremlerin çok seyrek olduğu da gerçekktir.

ETKİN FAYLARA KARŞI ÖNLEMLER

Beton bentlere karşı dolgu bentler

Etkin fayların bent temellerini kestiği alanlarda beton bentlerden kaçınılmalıdır. Bu anlayış endüstride genel bir olgudur. Etkin fayların oluşturduğu biçim değiştirmelere (deformasyon) dolgu bentler güvenlikle karşı koyabilirler, öte yanda beton bentlerin durumu tartışma konusudur.

Dolgu bentler için en önemli sorun faydanma sırasında oluşacak çatlaklardan suyun kaçmasıdır. Ancak böyle bir tehlike iyi tasarımlanacak bir çekirdek ile denetlenebilir. Dolgu bentlerde, olası fay atımlarına karşı bentin boyutlarına da (doruk uzunluğu ve genişliği, vb...) özen gösterilmelidir.

Beton bentler doğaları gereği katı ve kırılgandır. Birkac örneğin dışında (beton ağırlık...) bentin güvenliği ana kaya ve çimento arasında bağılama (bond) kuvvetlerine bağlıdır. Düşey bileşenli bir fay atımı bu kuvvetleri ortadan kaldırır. Beton ağırlık bentlerdeki faylanma da, bentin temel arasındaki kuvvetleri kopararak kaldırma (uplift) basıncını artırır. Basınç temeldeki makaslama (kayma) direncini azaltarak bentin yenilmesine neden olur. 1928 de Kaliforniya'daki St.Francis bentinde bu olaylar gözlenmiştir. Beton kemer bentlerde ise herhangi bir yönde oluşacak 0.25 - 0.50 m.lük bağıl devimin benti bütünüyle yener.

Uzmanlar deprem bölgelerinde bulunan, etkinliği tam olarak santanamamış faylar üzerinde beton bentleri önermemektedirler. Ana neden, azda olsa faylanma olasılığının bulunmasıdır. Bent yenilmesinin sonuçlarının önemi ilk evrede beton bentlerin tasarımlarda yeralmasını öngörmektedir.

Tasarımlarda dolgu bent seçiminin önemli yararları vardır. Temel kazısı sırasında fayların etkinliğini kanıtlayacak veriler gözlenmesi durumunda, tasarımda kolayca değişiklik yapılabılır. Beton bent için koşullar çok değişiktir, ya bentin yapımı sürdürülür, ya da vazgeçilir. Birçok beton bent kazı sırasında gözlenen faylar nedeniyle dolgu bent olarak değiştirilmişdir. Buna karşın dolgu olarak tasarımlanıp sonradan beton bent olarak değiştirilen örnek yoktur.

İtki faylarında çıkan blokun (upthrowa blok) ve normal faylardaki düşen blokun (downthrown blok) birkaç kilometre ötesinde tasarımılanan beton güvenliği çok kuşkuludur. Böyle bent yerleri ana faylar üzerindeki depremlerden etkilenirler ve en büyük devinimlere karşı bile önlem almak olanaksızdır.

Faylanmanın şiddeti ve atım tiipi

Bent tasarımcısı, faylanmanın olası şiddetini ve yönünü bilmek zorundadır. Dolgu bendi ve koruyucu çekirdeğini bu verilere göre tasarımılayacaktır. Olasılıklarda jeoloji mühendisinin alan çalışmaları ve tarihsel deneylelerden edinilen bilgiler temel olmaktadır. Kimi kez de genel gözlemlerle koşullar olasılanır.

Fay atımının bentin uzun eksesine göre olan yönü, faydanmanın şiddeti kadar önemlidir. Özellikle vadide koşut uzanan normal fayların atımlanması, bent üzerinde diğer faylardan daha geniş çatlaklar ve kırıklar oluşturur.

İtki faylarının ve kimi doğrultu atımlı fayların atımlanması makaslama düzlemlerini basılar (Compression). Buna karşın bent ekseni ile dar açı yapan düşey eğim-atımlı faylar bentin ufalmasına ve büyük çatlakların oluşmasına neden olur.

Faylanmanın olasılanmasında "bağlı etkinlik" temel alınamaz, karşıt durumda yanlış sonuçlara varılır.

DOLGU BENT TASARIMLARI

Güvenlik için temel veriler

Coyote, Cedar Spring ve Palmdale bentleri, temel mühendislerine, faylanma olasılığına karşın dolgu bentlerin güvenle faylar üzerinde inşa

edilebileceğini kanıtlamıştır. Güvenilirliliğin iki ana temeli vardır; etkin faylar boyunca en fazla atımın 5 - 7 m, ortalama atımın 1 m. veya daha az olacağı geçmiş yillardaki gözlemlerle saptanmıştır. Sadece belli başlı ana faylar üzerinde 10 m.lik atımlar gelişmiştir. İkincisi, deprem şiddeti ne olursa olsun, dolgu bentler istenilen nitelikte tasarımlanabilir.

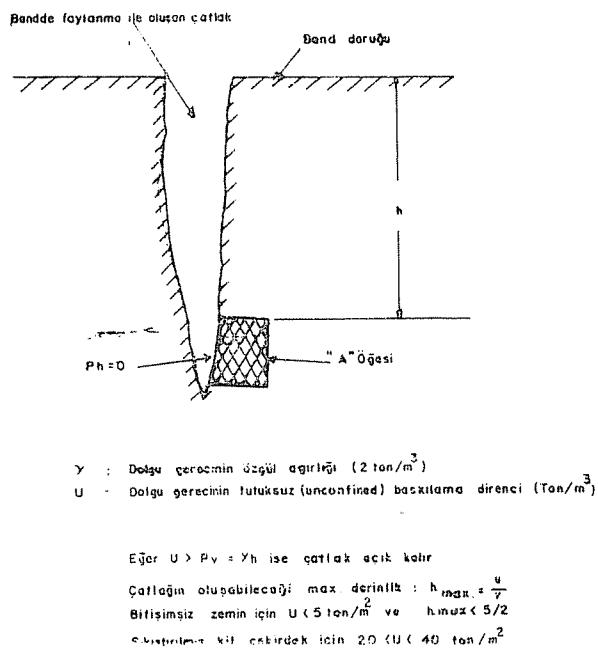
Bitişimsiz (cohesionless) gereçlerde çatlak oluşmaz

Kum, çakıl, Kum-çakıl karışımı ve sert kaya parçaları çok ince taneli (kil, silt) gereçlerden arınlı durumda bitişimsizdirler, cimentolama olmaz. Bundan ötürü anılan türdeki gereçler, belirli bir yükseklikte düşey olarak desetlenmeden duraysızdır ve bu kütlelerde çatlak olması olanaksızdır. Faylanma ile oluşacak herhangi bir çatlak anında çeperlerin gökmesi ile kapanır. Bu özellik dolgu bentlerde kırılmaya karşı olumlu biçimde kullanılır.

Deneysel, yüksek dolgu bentlerde farklı oturmaların dolayı çatlak olduğunu doğrulamıştır. Bu tür olumsuzluklar bitişimsiz geçiş kuşakları ile önlenmektedir. Faylanma ve farklı oturmalarla karşı özdeş önlemler alınır, sadece faylanma durumu için geçiş kuşakları daha kalın olur.

Dolgu bentde kırık oluşabilmesi için, dolgu gerecinde kırıkların kapanmasını önleyecek yeterli baskılama direnci olması gereklidir. Olayın mekanizması Çizim 6 da gösterilmiştir. Belirli h derinliğinde bir çatlak varsayılsa, düşey düzlemedeki "a" öğesindeki P_v düşey gerilimi örtük kalınlığı ile örtünün özgül ağırlığına eşittir. ($P_v = h \gamma$). Çatlak açık olduğu için yatay gerilim (P_h) yoktur. Bu nedenle çatlağın açık kalabilmesi için "a" öğesi üzerindeki tutuksuz (unconfined) baskılama (compressive) direncinin (u), düşey gerilimden fazla olması gereklidir. Karşın durumda "a" öğesi baskılama ile yenilir ve çatlak kapanır. Kırığın kapanmadan dayanabi-

leceği en fazla derinlik $h_{max} = \frac{u}{\gamma}$ dir. Bitişimsiz kuşaklarda $u = 0$ olduğundan çatlak oluşmaz. Dolgu bentlerde geçirimsiz çekirdek gereci olarak kullanılan sıkıştırılmış ince tanelile-



Cizim 6: Dolgu bendlerde açık çatlakların kuramsal derinliği.

rin tutuksuz baskılama direnci $20 - 40 \text{ ton/m}^2$ ve özgül ağırlıkları 2 ton/m^3 dır. Bu verilerden

$(h_{max} = \frac{u}{\gamma})$ formülüünden) çatlakların $10 - 20$

m. derinlikte kapanmadan durabileceği görüldür, daha derinlerde ise-aklısan basıncının yokluğu varsayılrsa-çatlakların kapanacağı sonucu çıkar. Yüksek toprak dolgu bentlerde dorğunun 30 m. altında suzma kanallarının oluşması olanağlısız görülmektedir.

Doğadaki kum ve çakıl çökelleri kimi zaman yer yer cimentoludur. nehir yataklarında bu olgu gözlenir. Doğal cimentolama olayı kimi kez, geçirimsiz kuşaktaki kum-çakıl gereçlerinin de uzun süre içinde çeşitli nedenlerle cimentolasaçağı kuşkusunu yaratmaktadır. Doğal kil ve çakillarda cimentolama killi gereçlerin veya yeraltı suyunun kimyasal çökelleri aracılığı ile olmaktadır. Bu nedenle temiz doğal kum ve çakilların-sıkıştırılmış olsa bile-cimentolamasından kuşulanmak yersizdir. 100-200 yıl gibi sürede, basınçda olsa, bu gereçler doğal özelliklerini korurlar. Bu olgu ana kayanın en az aşınan ve en sert parçalarından oluşan alüvyon kum ve

çakılları içinde doğrudur. Kimi çok ayrılmış eski alüvyon taraşa çökelleri ve ocaktan alınmış yumuşak kayalarda yeniden cimentlaşma beklenebilir. Bu tür gereğlerin bitimsiz geçiş kuşağı olarak (cohesionless transition zone) kullanmasından kaçınılmalıdır.

Büyük kaçaklar güvenlikle denetlenebilir

“Çatlak önleyici” olarak kullanılan bitimsiz geçiş kuşakları, geçirimsiz çekirdekte kimi nedenlerle çok büyük çatlaklar olussa bile, kaçakları istenilen güvenlik sınırları içinde tutacak nitelikte tasarımlanabilir. Kaçakların denetimi, akış aşağıda iri taneli ve geçirimli gereğlerden oluşan bir geçiş kuşağı ile olanağıdır. Böylece kaçak su geçiş kuşağından kaya dolgu kuşağı, buradan da akışaşağı gider.

Geçiş kuşağıının (Transition Zone) geçirimliliği kaya dolgu kuşağının geçirimliliğinden bir kaç kat az olacağından, kaçak suyun niceliği (miktari) her zaman kaya dolgu kuşağının hidrolik yetisinin (kapasitesinin) altında kalacaktır. Geçiş kuşağıının ve kaya dolgu kuşağının bağlı derecelenmesi öyle olmalı ki, geçiş kuşağı gereğleri kaya dolgu kuşaktaki boşluklara girmemeli. Bu tasarım uygulanırsa olası kaçak niceliği, akışaşağı kaya dolgu geçisinin topuğundan denetimle sağlanabilir.

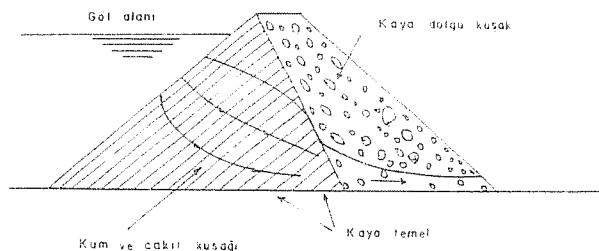
Yukarda özetlenen kuramsal olguların yanısıra, uygulamada akışaşağı kaya dolgu kuşağının görevini yaptığı birçok örnekler vardır. Bu örneklerde, kaya dolgu kuşaktan gececek suyun bütünüyle, akış yukarıda bulunan ince taneli kuşağının geçirimliliği ile iyi denetlenmesi durumunda kaya dolgu kuşağının duraylılığının etkilenmeyeceği doğrulanmıştır.

1964 Hell Kole bendinin yenilmesine sık sık kaya dolgu kuşağının yenilmesi neden olarak gösterilmektedir. Hell Hole bendi, yapım sırasında göl alanının fırtna ile yükselmesi ve tamamlanmamış bendi aşması ile yenilmiştir. Fırtna anında akış yukarı geçiş kuşağı tamamlanmadığı için su doğrudan doğruya kaya dolgu kuşaktan geçmiştir.

Basitleştirilmiş bir güvenli bent örneği

Temel faylarının atımlanmasının neden olduğu kırılmalara karşı dolgu bendləri iki güvenlik

ögesi vardır; bitimsiz geçiş kuşağı ve kaya dolgu akışaşağı kuşağı. Çizim 7... de bu ögeleleri içeren bir dolgu bent gösterilmiştir. Bu bentde kaçakların bağlı niceliği diğerlerine göre fazladır, ancak bütünüyle güvenli olduğu bir gerçekdir.



Cizim 7: Dolgu bentlerde faylanmaya karşı güvenliğini sağlayan iki ana ögesini gösterir basit bir örnek çizimi.

Örnek olarak akışyukarı kuşağının iri, iyi bağlanmış kum-çakıl içeriği varsayılsın (Çizim 7). Derecelenmeye bağlı olarak, bu tür gereğten olmuş bir dolgu kuşağının geçirimlilik kat sayısı 10^2 — 10^4 cm/sn arasında değişir. Akış yukarı kuşakta hidrolik eğim 1.0 ise 100 m yüksekliğindeki dolgu bendlərin anılan kuşağında su kaçağı :

$$k = 10^{-2} \text{ cm}/10^{-4} \text{ m/sn}$$

$$i = 1.0$$

$$Q = kia = (10^{-4} \text{ m/sn}) (1) (100 \text{ m})$$

$$Q = 10 \text{ litre/sn/m}$$

Açıka görüldüğü gibi bu nicelikteki su kaçakları kaya dolgu kuşakla kolaylıkla ve güven içinde ağaçlanır. Eğer bent ani faylanma ile kırılırsa akışyukardaki kum-çakıl gerecinin makaslanarak gevşemesi geçirimliliği artırır. Bu nə karsın kaya dolgu gerecin kütiesel hidrolik yetisi böyle durumlar için yeterli olacak biçimde tasarlanır.

Büyük nicelikteki su kaçaklarının kaya dolgu kuşaktan güvenle geçebileceğini doğrulamak için laboratuvar ve matematiksel deneyler yapılmıştır. Leps (1971) yaptığı deneylerle kaya dolgu kuşaktan yüzlerce m^3/sn suyun akması durumunda bile dolgu bendlərin yenilmeyeceğini kanıtlamıştır. Bu gerçekten yararlanarak dolusavak sularının akışaşağı kaya dolgu kuşaktan ağaçlandığı bentlerde kurulmuştur. Kimi bentlerde de geçirimsiz kuşağının bitirilmesinden önce gelişen su baskınları zarar vermeden kaya dolgu kuşaktan ağaçlanmıştır.

Başka bir örnek

Dix River bendi 85 m. yükseklikte beton kaplamalı ve kayadolgu olarak kurulmuştur. Kuruluş sırasında (1925) beton kaplamadan önce büyük bir taşın meydana gelmiş ve göl alanı 18 m. yükselmiştir. Su, bende zarar vermeden $85 \text{ m}^3/\text{sn}$ debi ile 6 günde akaçalanmıştır.

TASARIM YÖNTEMLERİ

Faydalama olasılığı bulunan herhangi bir bant yerinde, tasarımlar büyük deprem olasılığına da özen göstererek, depreme dayanacak nitelikte yapılmalıdır. Deprem sırasında dolgu bantın çekirdeğinde oluşacak çatıklara karşı alınacak önlemler faylanmaya karşı da güvenliği artırmaktadır. Dolgu bantların tasarımları oldukça yoğun bir konudur, burada önemli bir kaçı konu vurgulanacaktır.

Deprem alanlarındaki bantların kazısı ve kuruluşu sırasında ikincil faylarla karşılaşılması olağandır. Önemsiz görünmesine karşın bu faylar etkinlikleri yönünden ve yaratabileceği sorunlar açısından irdelenmelidirler. Bu nedenle deprem bölgelerindeki bantlar ve göl alanları kazi ve kuruluş sırasında yüzeleken fayların en küçük olası atımlarına bile özenerek tasarılmamalıdır.

Bant güvenliğini sağlayan ana öğelerin (doruk genişliği, bitimsiz geçiş kaynağı...) seçimi, olası faylanmaları gözönüne alarak yapılmalıdır. Kuşkusuz olasılıklarda güvenilir sayısal değerler vermek zordur, ancak deprem bölgelerinde ve nüfus yoğunluğunun fazla olduğu alanlarda kurulacak bantların tasarımları daha

ayrıntılı olmalı, olasılık sınırları daha geniş tutulmalıdır. Bu, özellikle büyük göl alanı bantlar için zorunludur.

Bantın doruğu en duyarlı ögedir. İnce olması nedeniyle, oluşacak çatıkları kapatacak içsel basıncı çok azdır. Bütün bantlerde güvenlik sorununun doruklarda yoğunlaşığı düşünülecek, dorukda iyi bir kuşaklama oluşturmak, genişliğini ve dalgı payını çok ayrıntılı tasarımlamak gereklidir.

Faylanmanın sonuçları temelin aşınma direncine bağlıdır. Sert kayaya oturtulmayan, özellikle aşınma direnci düşük olan temellerde, suyun temelin altından geçerken uzun yol katetmesini sağlayacak biçimde tasarımlanmalıdır.

Bitimsiz geçiş kuşakları her zaman kullanılmalıdır. Bantın faylanmaya karşı güvenliği geçiş kuşaklarının kalınlığı ile doğru orantılıdır. Geçiş kuşakları için bitemel ve güvenilir nitelikteki gereçler kullanılmadan önce elekten geçirilmeli ve yıkanmalıdır. Gereçlerin bol olduğu yerlerde, yıkama ve elekten geçirme işlemlerinden ekonomik yönden kaçınmak zorunlu ise, geçiş kuşakları daha geniş tutularak gereçlerin bitemelisizliğinin olumsuz sonuçları giderilir. İnce taneli gereç içeren kuşak bitimsiz olmalıdır. Bu kuşak "çatlak önleyici" görevi ile birlikte doğal filtre gibi davranışarak içsel borulanmalara karşı duyarlılığı sağlamaktadır. Anılan kuşakta külamlıacak gereç, öteki kuşaklardaki boşluklara yıkanmayacak boyutlarda olmalıdır.

Geçirimsiz çekirdek gereçlerinin nitelikleri o denli önemli değildir, her tür çekirdek gereci olabilir. Çok uzaklardan getirmek için yapılacak harcamanın, geçiş kuşaklarının geliştirilmesi için harcanması yeğ tutulur.

"JEOLOJİ MÜHENDİSLİĞİ" YAYIN KOŞULLARI

- 1 — Jeoloji Mühendisliği'nde bilimsel, teknik, ekonomik, sosyal ve güncel yazılar yayımlanır.
- 2 — Yazların daktiloda çift aralıklı satırlarla ikişer nüsha yazılıması ve imzalanarak gönderilmesi gerekmektedir.
- 3 — Şekillerin aydinger kâğıda çini mürekkebi ile çizilmesi ve fotoğrafların net ve klişe alınmasına elverişli olması lâzımdır.
- 4 — Gönderilen yazıların daha önce yayınlanıp yayınlanmadığı belirtilmelidir.
- 5 — Yazı, şekil ve ilânlardaki görüşlerden yazı sahipleri sorumludur. Bu görüşler Jeoloji Mühendisleri Odası'nı bağlamaz.
- 6 — Çevirilerden doğacak her türlü sorumluluk çevirene aittir.
- 7 — Jeoloji Mühendisliği'ndeki yazılar, kaynak gösterilmeden aktarılamaz.
- 8 — Dergiye gönderilecek yazıların yayınlanıp yayınlanmayacağına Jeoloji Mühendisleri Odası Yönetim Kurulu veya onun saptayacağı yayın kurulu karar verir.
- 9 — Dergide yayınlanacak ilânların ücretleri Oda tarafından saptanır.

