

Piroklastik Gereçlerin Adlamasına İlişkin 1979'daki Gelişmeler*

IUGS'nin Volkanik Kayaların Sistematiği Altıkurulu, Profesör A. Streckeisen'in (Bern) başkanlığında Mayıs 1979'da Padua'da toplandı. Bu toplantıya F. Chayes, ABD, A. Dudek, SSCB, Mme S.V. Efremova, SSCB, A.M. Goodwin, Kanada, M.J. Le Bas, İngiltere, R.W. Le Maitre, Avustralya, N.P. Mikhailov, SSCB, P.A. Sabine, İngiltere, R. Schmid, İsviçre, (Yazman), K. Smulkowski, Polonya, Mme V. Széky-Fux, Macaristan, M.E. Teruggi, Arjantin, B. Zannettin, İtalya katıldılar. Ayrıca W. Duffield, ABD, Gp De Vecchi, İtalya, MMe E. Justin-Visentin, İtalya, E. Piccirillo, İtalya, H. de la Roche, Fransa toplantıda bulundular. Toplantıda, başlıca volkanik ve piroklastik kayaların adlaması, daha önce dağıtılmış evrensel temele dayalı sormacaya (ankete) gelen yanıtların ışığında ele alındı. Piroklastlar ve piroklastik tortulların sınıflamasını kaya türümsel olmayan özelliklere dayanması gerektiği belli oldu.

Plutonik ve volkanik kayala-
ra ilişkin öneriler daha önce ya-
yınlanmıştır (Streckeisen, 1976, 1978,
1979; Sabine, 1974, 1978).

Bazı konuların daha çok tartışı-
mayı gerektirmesine ve küçük bazı
noktaların hala çözümlenmemesine
karşın, aşağıda özetlenen öneriler
yayın ve yeterli onay gördü.

1. Piroklastik tortullar ve parçalar: tanımsal adlama ve sınıflama

Piroklastlar. Toplantıdan beri
doğan küçük sorunların yeniden çö-
zümlemesine bağlı olarak, tanımla-
ma aşağı yukarı aşağıdaki temele

dayanmaktadır. Bunlar, volkanik iş-
lemin doğrudan sonucu kopma ile o-
luşmuş tekçe kristaller, kristal par-
çaları, cam ve kaya parçalarıdır.

— **bomba**, genellikle çapı 64 mm
den büyük bir piroklasttır. Bunun
biçimi (elipssel, diskSEL yada düzel-
siz) ya da yüzeyi (örneğin 'ekmek
kabuğu' yüzeyi) tümüyle ya da bö-
lümSEL olaraK ergime konumundaki
kopmayı belirtir.

— **blok**, çapı 64 mm den daha
büyük olan bir piroklasttır. Genellikle
bunun köşeli küt biçimini kopmanın
katı konumda olduğunu belirtir.

— **lapilli**, çapı 2-64 mm olan ve
çesitli biçimlerde olan piroklastlardır.

— **kül taneleri**, çapı — — 2
mm olan piroklastlardır.

— **Kül parçacıkları** (ya da **toz**
parçacıkları) çapı — — mm den
küçük olan piroklastlardır.

Unimodal ve iyi boylanmış piroklastik tortullar

— **Piroklastik tortullar**, hacim-
sal olarak piroklastları %75 den çok
olan katılaşmış ve katılaşmamış top-
luluklardır.

— **Piroklastik kayalar**, başlıca
katılaşmış piroklastik tortullardır.

— **Tefra**, başlıca katılaşmamış
piroklastik tortullar için kullanılan
genel bir terimdir.

— **Piroklastik köşeli çakıltası**,
piroklast boyu ortalama 64 mm den
büyük olan ve köşeli piroklastların
egemen olduğu piroklastik bir kaya-
dır.

— **Aglomera**, piroklast boyu or-
talama 64 mm den büyük olan ve yü-

varlaklılaşmış piroklastların egemen
olduğu piroklastik bir kayadır. Eğer
kirıntılar kaynaşmışsa buna "aglutinat"
denir.

— **Lapilli tif**, piroklast boyu or-
talama 2-64 mm olan piroklastik bir
kayadır.

— **Tif** (ya da **külli tif**), piro-
klast boyu ortalama 2 mm den az olan
piroklastik bir kayadır.

— **Toz tif** (ya da **ince tanelli
külli tif**), piroklast boyu ortalama
— — mm den daha küçük olan pi-
roklastik bir kayadır.

Piroklastların ve unimodal iyi
boylanmış piroklastik tortulların ta-
ne boyuna dayalı sınıflaması Levha
1'dedir.

Tüfler ve küller sekil 1'de görül-
düğ tigibi parçaların bileşimine göre
böülümlenebilir.

Polimodal ya da kötü boylanmış piroklastik kayalar

Bunlar, birden çok egemen boy
parçasını kapsayan piroklastlar olup,
uyumlu birleşik terimlerle adlandı-
rılmalı gerekir. Önekler:

— **külli lapilli tif** (lapilli>kül),
— **lapilli külli tif** (kül>lapilli),
— **lapilli tüflü köşeli çakıltası**/
— **aglomera** (lapilli ~ bloklar/bom-
balar),

— **külli tüflü köşeli çakıltası**/
— **aglomera** (kül~bloklar/bombalar),

— **tüflü köşeli çakıltası**—
— **aglomera** (lapilli ~ kül ~ bloklar/bom-
balar).

Tamamlayıcı öneriler

Levhaldede görülen kaya terimle-
ri, tortulların özel türümsel kökenini

(*) Geol. Mag., 117 (4), 1980, pp. 389-391'deki "Progress'in 1979 on the Nomenclature of Pyroclastic Materials" adlı yazı-
dan Ali Yılmaz (Teknik ve Araza Enstitüsü) türkçeleştirmiştir.

ortalama parça boyu	piroklast	piroklastik tortul	
		başlıca kahlaşmamış tefra	başlıca katılaşmış piroklastik kaya
iri	bomba, blok	bomba, blok katmanları ya da bomba, blok tefra	aglomera, piroklastik köşeli çakıltaşı
64 mm			
orta	lapilli	lapilli katman ya da lapillili tefra	lapillili tuf
2 mm			
ince	kül tonesi	iri taneli kül	iri taneli tuf
$\frac{1}{16}$ mm	kül parçacığı (toz parçacığı)	ince taneli kül (toz)	ince taneli tuf (toz tufü)

Leyha 1: Unimodal piroklastik tortulların ve piroklastların tane boyuna göre sınıflaması.

ya da ana mağmanın kimyaaslı bilesimini belirtmek için ayrıca örnekler alabilir. Örneğin, döküntütfü, görsel türf, akıntı türfü, laharik külli lapilli türf, riyolitik kristal türf gibi.. Bu terimler, uyumlu olduğunda "döküntü tortulları", "tabanıkabarıp yuvarlanmış tortullar" gibi arı türimsel terimlerle de yer değiştirilebilir.

1
64 ve — mm lik taneboyuna
16

dayalı sınırlar, geçici numaralar olarak kabul edilmelidir. Bu, çökel kayaların tane boyuna ait bölümlenmesi konusunda uluslararası bir onay benimseninceye kadar geçerli olmalıdır. Gelecekte, böyle bir onay gerçekleştirildiğinde gerekli değişiklik yapılabılır. Sonunda tortulların uygun
tane boyu sınırları 64 ve — mm'.

Eziklastlar ve epizlastik tortullar

— Epiklastlar, günlenme (iklim koşullarıyla fiziksel aşınma) ve aşınma ile daha önce varolan kayalardan tıreyen ve yerçekimi, hava, su ya da buzulla taşınmış kristaller, kristal parçaları, cam ve kaya parçalarıdır.

— Epiklastik tortul, epiklastların katılmış yada katılmamış bir topluluğudur.

Andezit ve bazalt gruplarının alt bölümlemesi ve kimyasal sınıflama (modal verilerin sağlanamadığı yerlerde) konusundaki tartışma da sürmektedir. Fakat belirgin öneriler bulunmamıştır.

YARARLANILAN KAYNAKLAR

- Sabine, P.A., 1974, How should rocks be named? *Geol. Mag.* 111, 165-76.

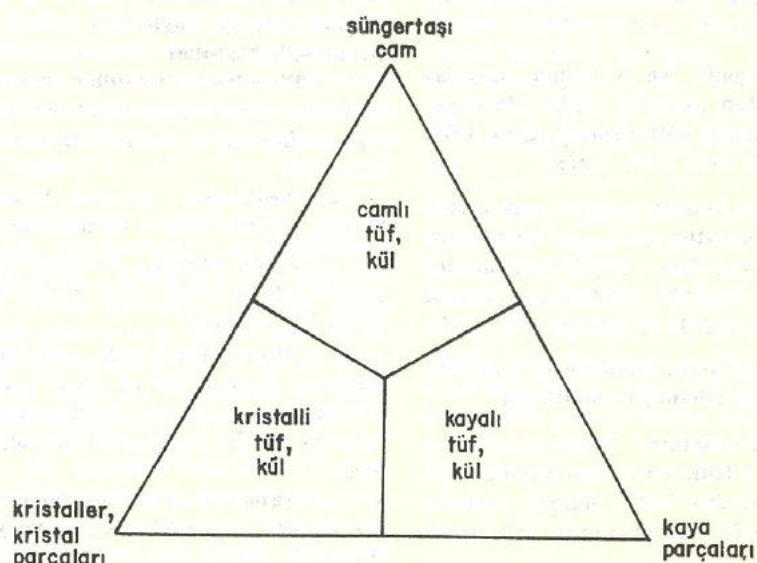
—, 1978, Progress on the nomenclature of volcanic rocks, Carbonatites, melilitic-rocks and lamprophyres. *Geol. Mag.* 115, 463-6.

Streckeisen, A. 1976, To each plutonic rock its propername, *Earth-Sci. Rev.* 12, 1-23.

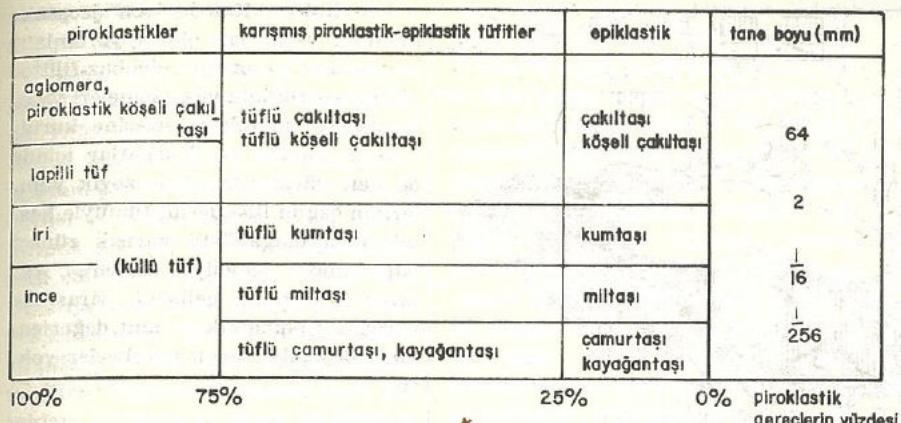
—, 1978, Classification and nomenclature of volcanic rocks, lamprophyres, carbonatites and melilitic rocks, *N. Jb. Miner. Abh.* 134, 1-14.

—, 1979, Classification and nomenclature of volcanic rocks, lamprophyres, carbonatites and melilitic rocks: Recommendations and suggestions of the IUGS Subcommission on the Systematics of Igneous Rocks: *Geology* 7, 331-335.

M.J. LE BAS
Department of Geology
University of Leicester
University Road
Leicester LE 17 RH
P.A. SABINE
Institute of Geological
Exhibition Road
London SW7 2DF



Sekil 1: Kirinti bileşimlerine göre tuf ve külün alt bölümlenmesi



Levhə 2: Karışmış piroklastik-epiklastik kayalara ilişkin adlama.

Cevirenin ek notu : Bu yazının türkçelendirilmesi sırasında geçen bazı terimlerin benimsenen türkçe karşılıkları:

aggregate — topluluk
air-fall deposits — döküntü tortulları
air-fall tuff — döküntü tüf
ash tuff — kül tüf
base surge deposits — taban kabarıp yuvarlanmış tortullar
crystal tuff — kristalli tüf
deposits — tortullar
erosion — aşınma
flow tuff — akıntı tüf
fragments — parçalar
lithic tuff — kaaylı tüf
material — gerec
non - petrogenetic — kayatürümsel olmayan
sediment — çökel
shale — kayağantaşı, kayrak
vitrittuff — camlı tüf
weathering — günlenme

Alpin Akdeniz Kırırm Kuşağı Merkez Kesiminin Metalojenisi

Bölgelə ve kuramsal metalojeni başlıca yapısal üzərinə kurulmuşdur, halbuki əvher oluşumu düzənli olaraq kabuk gelişim süreçlərinə ilişkindir. Sonuç olaraq, başlıca yapısal alanlardan oluşan tüm jeoloji alanlarını içine alan yeni hərəkət kavramları da çağdaş metalojeni yapılarına yansımaktadır. Bu bizi, Akdeniz Kırırm Kuşağı metalojeni alanında belirgin kuramların nicelığını gözden geçirmeye zorlamaktadır. bunun gelişimine əməl olaraq son derece geniş bir inceleme ayrılmıştır (Tralchrelidze, 1972).

Bu makale Akdeniz Merkez bölgəsi Alpin Kırırm karmasıkları metalojenisinin başlıca görünümələrini icerir: Apeninler, Alpler, Karpatlar, Balkanlar, Dinaridler, Anatolidler, ve Kafkaslar. İkinci enlemlər yönündə uzanan ve kuzey ve güneyde katı jeosenklinal çatısıyla sınırlanan, Doğu Avrupa ve Afrika-Arap platformları Paleoziyik çevreleriyle oluşturan üç bölgeyi biçimləndirirler (Şek. 1). Sonuncular burada incelenmeyecek tir.

KUZEY KIRIM BÖLGESİ

Küçük-ölçekli metalojeni kuşak-

lanması değişkenliğinde bu bölgenin kuzeyde Paleozoyik ve eski çatısıyla, ve güneyde Merkez Bölgesi'nin ara kütleler kuşağıyla sınırlandığını ileri sürdükk. Yaşılı kristallenmiş kayalar, Batı ve Doğu Alpler, Batı ve Güney Karpatlar, Stara Planina ve Büyük Kafkaslar'ın iç bölməleri boyunca açıkça belirgin bir zincirlenme içinde hemen hemen aralıksız olaraq uzanan antiklinalleri oluştururlar. Birbiri izleyen yay biçimində kavislenmiş yapılar dizisinde bükülmüş bu sürekli kuşağıın uzunluğu 5500 km. yə varır.

Doğal olaraq geç Prekambriyen ve Paleozoyik sırasında burada tek bir çökelme havzasının varoluğunu ileri sürmek olanaksızdır. Tüm bu bilgilerin temelində, ayrımlı köken ve ayrımlı yaştaki ön-Alpin kitasal kabığının Akdeniz kuşağının katı iskeletine ilişkin parçalarıyla işləm yapmaktayız. Yapıları ve Paleozoyik yapısal tasarıminın Alpin karmasıklarına olan kalitiminin sorunları hala Shatskiy ve Bogdanov (Avrupa'nın Yapısallığı, 1964) un yazdıqları gibi zayıfça incelenmiş olaraq durmaktadır. Trümpy (1965), Hersinidlerin

Mesozoyik karmasıkları üzerinde bir etkiye sahip olmaları olağanı dışlayarak, Hersinyen ve Alpin jeosenklinalları arasındaki bağıntılarla açıkça görülen Alp'lərdə ki ayrımlı yaştaki bu fasiyes (izopik) kuşaklarının bir kösəden bir digərəne düzənlədigi inanmaktadır.

Batı Karpatlar'da, diş miyojeosinkinal kuşağı Hersinyen yapılarının (Veporidler*, Tatridler ve Geimeridler) ana doğrultularını uyumsuz olaraq örtməktedir. Ek olaraq, doğudan daha uzakta, eski yapıların Alpin bigimlərinə kalitiminin izlerini bulmanın olanaklı olabildiği görülməktedir. Bu gibi izler Doğu Karpatlar'da, Stara Planina, ve Büyük Kafkaslar'da ortaya konmuşdur. Bu kalitimin derecesinin, Paleozoyik jeolojisi gelişiminde ki sonlanmanın bir işlevi olduğunu düşünülebilir. Bu durumda Alpler'de örnekendiği gibi, pekişmiş üst-Hersinyen Merkez Avrupa Platformu'nda başlamış olan yapılarda kalitimin bulunmaması gözlenmiştir (Trümpy, 1965). Büyüyük Kafkaslar'da, Alpin jeosenklinalının eksen kuşağı Hersinyen döneminden kalitlanmışdır. Ana Dizi yapısal kuşağı bir Her-

(1) International Geology Review dergisinin 1980, cilt 22, 99-108 sayfaları arasında yer alan "Metallogeny of the Central Part of the Alpin Mediterranean Fold Belt" başlıklı yazidan Vedat OYGÜR tarafından çevrilmiştir.