

## **ANKARA MELANJI İÇİNDEKİ ZEOLİTLİ ALKALİ BAZALTİK VOLKANİZMANIN KARAKTERİ VE YAŞI HAKKINDA**

**ON THE NATURE AND AGE OF ZEOLITE BEARING ALKALI BASALTIC VOLCANISM IN ANKARA MELANGE**

**Ussal Z. Çapan** Hacettepe Üniv. Müh. Fak. Jeoloji Müh. Bölümü,  
Beytepe - Ankara

Ankara melanji içinde zaman ve mekan açısından dört farklı volkanizmanın yer aldığı yeni çalışmalarla belirlenmiştir.. Çalışmanın konusunu bu volkanizmalardan Kalecik doğusunda Karalar Şarklısı köyü ile kuzeyde Mali Boğazı arasında yüzeylenen alkali, zeolitli denizaltı volkanizması oluşturmaktır, bu volkanizmanın petrolojisi, jeokimyası ve yaşıının belirlenmesi amaçlanmaktadır. Bu amaçla toplanan 27 örnek üzerinde XRF yöntemiyle tüm kayaç ana ve iz element analizleri ve elektron mikroprobu ile mineral analizleri gerçekleştirilmiştir.

Yörede Senomaniyen'de başlayan ve Maestrihtiyen'e kadar süren filiç çökelimi, içinde olistostrom ve olistolit şeklinde ofiyolit karmaşığı içermektedir. Aynı filiçe, çökelimi ile eşzamanlı alkali bazaltik volkanizma eşlik etmiştir. Analysimli fonolit tefrit, lösit tefrit, bazanit olarak adlandırılan bu volkanizma dayk ve silleri de olan, ancak çoğu yerde medyal-distal türbiditlerle karışmış volkanoklastitler şeklinde bulunmaktadır

Tüm kayaç kimyası, K-Hawaiit benzeri alkali bazaltlara benzerlik göstermektedir. Klinopiroksen analizleri ise bu kayaçların volkanik-yay bazaltlarına uygunluk gösterdiğini vurgulamaktadır. Söz konusu bazaltların İç Pontid'lerde çeşitli yerlerde yüzeydikleri belirtilmektedir.

Dört farklı yöreden alınan örneklerden zenginleştirilen klinopiroksen ve biyotit minerallerine ait K-Ar ölçümü 65-60 m.y. (Danyen) arası yaşlar vermektedir. Aynı volkanizmaya ait daykların Maestrihtiyen yaşlı serileri kestiği gözlendiğine göre bu yaş, saha gözlemleriyle uyumludur. Ancak bu yaş daha önce Kampaniyen olarak düşünülen yaştan farklı ve daha gençtir.

The presence of four different volcanism, differing in space and time in Ankara Melange has now been established by recent works. This study deals with the zeolite bearing alkali basaltic submarine

volcanism which is located between the Karalar Şarklısı village, E of Kalecik to the south and Mali Boğazi to the north. The aim of the study is to determine the petrological character and the age of this volcanism. With this aim, besides petrological studies, whole rock major and trace element analyses of about 27 samples by XRF methods and mineral analyses by electron microprobe have been carried out.

In the study area, the flysch deposition which took place between Senomanian and Maestrichtian periods contains ophiolitic melange units in the form of olistostromes and olistoliths. The same flysch has also been accompanied by alkali basaltic volcanism that is contemporaneous with its deposition. This volcanism which has been reported as analcite bearing phonolitic tephrite and as leucite tephrite and basanite is in the form of lava flows as dikes and sills. It is mostly exposed as «volcanoclastic» units due to mixing up of lava flows with medial to distal turbiditic sandstones. Whole rock chemistry of this basalt shows a similarity to Hawaiiite and K-Hawaiiite type alkali basalts. Clinopyroxene analyses on the other hand, shows affinity to volcanic arc basalts. Similar type of basalts outcropping at various places in the Inner Pontids has been reported.

K-Ar measurements carried out on clinopyroxene and biotite minerals separated and enriched from samples collected from four different localities of this volcanism have given the 65-60 M.Y. age (Danian, Early Paleocene). According to observation that the Maestrichtian series has been cut across by the dikes belonging to same volcanism this age is in accord with field observations. However, this age is different and younger than previously suggested Campanian age for this volcanism.

## **ANADOLU PLAKASININ DÜZLEMSEL BİRİM DEFORMASYON-LU SONLU ELEMANLAR MODELİ**

### **A PLANE STRAIN FINITE ELEMENT MODEL FOR THE ANATOLIAN PLATE**

**K. Erçin Kasapoğlu** Hacettepe Üniv. Müh. Fak. Jeoloji Böl., Beytepe - Ankara

Anadolu plakası içindeki ve çevresindeki bölgesel gerilim, birimde-formasyon ve yerdeğişim dağılımlarını çözümleyebilmek için global bir plaka tektoniği modeli geliştirmeyi; bu model yardımı ile, bölgedeki plaka hareketlerini, fay mekanizmalarını ve tectonik olayların kronolojik sırasını belirleyerek; bölgedeki depremlerin öngörülmesi çalışmalarına katkı oluşturmayı amaçlayan bu çalışmada; McKenzie (1972)'nin doğu Akdeniz ve çevresi için öngördüğü plaka tektoniği modeli esas alınarak, Anadolu plakası ve ona komşu olan plakaları içeren iki-boyutlu (düzlemsel) bir matematiksel model geliştirilmiştir. Bu model üzerinde, düzlemsel birimde deformasyon varsayımlı ile, sonlu elemanlar yöntemi kullanılarak yapılan gerilim, birimdeformasyon ve yerdeğişim hesaplamaları sonucunda; Ecemış fayının oluşumu, bölgedeki en genç tektonik olay olarak belirlenmiştir. Bölgede, yaklaşık kuzey-güney doğrultulu sıkıştırıcı bir gerilim alanı egemendir. Kuzey-güney sıkışma eksene dik konumlu faylarda 'bindirme' veya 'normal'; bu eksene çapraz konumlu faylarda ise 'doğrultu atımlı' hareketler egemendir. Anadolu plakasının batıya doğru hareketi olmaksızın; salt Arap plakasının kuzeye doğru itmesiyle, Kuzey Anadolu fayının tümüyle hareketlenmesi olanaklı değildir. Afrika ve Arap plakalarının, sırasıyla 3,0 cm/yıl ve 5,0 cm/yıl'lık hızlarla kuzeye doğru hareket ettikleri varsayıldığında; bölgedeki kayma hızları, Kuzey Anadolu fayı boyunca 1,5 cm/yıl; Doğu Anadolu fayı boyunca 0,6 cm/yıl; Tuz gölü fayı boyunca 0,5 cm/yıl; ve Ecemış fayı boyunca 0,4 cm/yıl olarak saptanmıştır.

In this study, it is attempted to develop a global plate tectonic model for the Anatolian plate and its vicinity in order to analize the regional stress, strain and displacement distributions, mechanisms of plate motions and faults, and the sequence of tectonic events in Anatolia. It is also aimed to contribute the earthquake prediction studies in this region. McKenzie (1972)'s plate tectonic model for the eastern Mediterranean and its vicinity was used

as the standard in this study. A two-dimensional plane strain mathematical model for the Anatolian plate and the neighboring plates was developed; and the stress, strain and displacement distributions in this model were calculated by utilizing the finite elements technique. The results of these calculations indicate that the formations of the Ecemis fault is the youngest tectonic event in this region. The dominant state of stress in the Anatolian plate is the north-south compression. In general, 'thrusting' or 'normal' faulting occurs along the faults which are normal to the north-south compression axis; and 'strike-slip' movements occur along the faults which are oblique to this axis. Without contribution of the westward movement of the Anatolian plate, it is not possible for the North Anatolian fault to slip all the way of its entire length only by northward pushing of the Arabian plate. If velocities of the African and the Arabian plates in northward direction are assumed to be 3.0 cm/yr. and 5.0 cm/yr., respectively; the average slip rates are supposed to be 1.5 cm/yr. along the North Anatolian fault, 0.6 cm/yr. along the East Anatolian fault, 0.5 cm/yr. along the Tuz Gölü fault, and 0.4 cm/yr. along the Ecemis fault.

## **BİGA YARIMADASI GRAVİTE VE MANYETİK JEOFİZİK İRDELEMELERİ**

**GRAVITY AND MAGNETIC GEOPHYSICAL INTERPRETATION OF THE BİGA PENINSULA**

**M. Ergün** Dokuz Eylül Üniversitesi Deniz Bilimleri ve Teknolojisi  
Enstitüsü, İzmir

Hem manyetik hem de gravite haritalarında bölgenin genel yapısı GB-KD yönlüdür. Gravite haritasında iki ana anomali veren kaynak saptanmış olup, birincisi 5 km ve ikincisi 20 km derinlidir. Manyetik haritada ise 0,5 km derinlikte yüzey kaynakları ve 5 km derinlikte ise derin kaynaklar bulunmaktadır. Kazdağ masifinin güney doğusunda ve kuzeybatısında bulunan iki havza tipi alanın varlığı saptanmış ve yorumu yapılmıştır. Manyetik anomalilerin kaynağının granodiyorit veya benzeri sőkulumlar olduğu saptanmış ve bunların hidrotermal cevherleşme ile ilişkisi konusunda bilgiler sunulmuştur.

Biga yarımadasından toplanan yönlü kayaç örnekleri üzerinde yapılan ölçümlerde granodiyoritler, andezitlere göre kalıcı manyetizma yönünden daha az manyetik, fakat süzeptibilite yönünden ise bu iki kayaç grubu eşdeğerdir. Metamorfik kayaçların manyetik özellikleri çok daha düşük düzeydedir. Andezitlerin manyetik özelliklerinin çok değişken olması ve kalıcı manyetizma yönlerinin farklılığı bölgedeki manyetik anomalilerin granodiyoritlerden geldiğini ortaya koymuştur.

Both gravity and magnetic maps indicate that the regional trend is SW-NE in the region. Two sources were obtained in the gravity map : 5 and 20 km depths. In the magnetic map : 0.5 km depth surface and 5 km depth deep sources were obtained. Two basinal areas were determined in the sides of the Kazdağ massif (SW and NE sides) and they were interpreted accordingly. The sources of magnetic anomalies were obtained to be coming from granodiorites and the relationship between them and hydrothermal mineralizations were examined.

The oriented rock samples, collected all over the Biga peninsula, showed that the granodiorites indicated lower NRM than the andesites but two rock group have the same level susceptibilities. Metamorphic rocks have much lower magnetic values. The andesites have very variable magnetic properties and accordingly the granodiorites are the main source for magnetic anomalies in the region.

## **İÇ ANADOLU MAESTRİHTİYEN RUDİST PALEOBİYOÇRAF-YASI**

### **MAASTRICHTIAN RUDIST PALEOBIOGEOGRAPHY OF THE ANATOLIA**

Sacit Özer Dokuz Eylül Üniversitesi, Müh. - Mim. Fak. Jeoloji Mühendisliği Bölümü, Bornova - İzmir

İç Anadolu Haymana-Polatlı, Tuz Gölü ve Çankırı-Çorum havzalarında bulunan, yüksek evrime erişmiş zengin Rudist faunası, Orta?-Üst Maestrihtiyen yaşıını vermektedir, paleokolojik özelliklerini (ekolojik etkinlik : sığ ve sıcak su) ile tüm Tetis boyunca gözlemlenen Rudistlere benzemekte ve özellikle Anadolu platformunun Akdeniz Tetisindeki konumuna açıklık getiren önemli paleobiyoçografik veriler sunmaktadır.

Haymana-Polatlı ve Tuz Gölü havzalarındaki Rudist faunalarının benzerliği, Geç Kretase'de bu iki havzanın bağlantılı olduğunu işaret etmektedir. Ancak bu bağlantı, her iki havza arasında Maestrihtiyen'de belirginleşen bir paleobiyoçografik engel nedeni ile etkin değildir.

İç Anadolu bölgesindeki Rudistlerin biyocoğrafyası, Akdeniz Tethys'in orta bölümüyle (Bulgaristan, Yugoslavya, İtalya ve Sicilya) ilişkilidir. Paleontolojisi ise Apuliyen platformu (özellikle Yugoslavya) faunasıyla dikkati çeken bir benzerlik sunar. Paleobiyoçografik veriler, Maaestrihtiyen'de Anadolu ve Apuliyen platformlarını ayıran bir engelin olmadığını ve her iki platformun Rudist larvalarının yayılmasını olanaklı kıلان yönünün olasılıkla doğudan batıya doğru olduğu saptanan sığ su akıntılarına uygun bir yaklaşma sunduğunu kanıtlar.

The Rudists of the basins Haymana-Polatlı, Tuz Gölü and Çankırı-Çorum of the Central Anatolia, marking Maastrichtian (middle?-upper) age, presenting rich fauna (rapid evolution rate) and reflecting paleoecologic characters (ecologic diversity : shallow warm sea) that are observed all around the Tethys, are important paleobiogeographic criterions representing explications especially to setting of the Anatolian platform in the Mediterranean Tethys.

In the Late Cretaceous, the resemblance of the Rudistid fauna indicates the relationship between the basins Haymana-Polatlı and Tuz Gölü. However, because of the paleobiogeographic barrier appeared between two basins during the Maastrichtian, this relationship are not active.

The biogeographie of the Central Anatolia is related with the Central part of Mediterranean Tethys (Bulgaria, Yougoslavia, Italia and Sicily) and also their paleontology represent remarkable resemblance with the fauna of the Apulian platform (particularly in Yougoslavia). The paleobiogeographic evidence show that the convergence of the Apulian and Anatolian platforms that allows the dispersion of the Rudist larvae by the shallow sea currents (possibly from east to west) and absence the barrier that separating the all two platforms in the Maastrichtian.

İn the Late Cretaceous, the resemblance of the Rudistid fauna indicates the relationship between the basins Haymana-Polatlı and Tuz Gölü. However, because of the paleobiogeographic barrier appeared between two basins during the Maastrichtian, this relationship are not active.

The biogeographie of the Central Anatolia is related with the Central part of Mediterranean Tethys (Bulgaria, Yougoslavia, Italia and Sicily) and also their paleontology represent remarkable resemblance with the fauna of the Apulian platform (particularly in Yougoslavia). The paleobiogeographic evidence show that the convergence of the Apulian and Anatolian platforms that allows the dispersion of the Rudist larvae by the shallow sea currents (possibly from east to west) and absence the barrier that separating the all two platforms in the Maastrichtian.

İn the Late Cretaceous, the resemblance of the Rudistid fauna indicates the relationship between the basins Haymana-Polatlı and Tuz Gölü. However, because of the paleobiogeographic barrier appeared between two basins during the Maastrichtian, this relationship are not active.

## NARMAN HAVZASI MİYOSEN ÇÖKELLERİNİN ÇÖKELME YA- PILARI VE DAĞILIMI

DEPOSITIONAL STRUCTURES AND THEIR DISTRIBUTION IN  
MIOCENE SEDIMENTS OF THE NARMAN BASIN

M. Salih Bayraktutan Atatürk Univ. Fen-Ed. Fak. Jeoloji Bölümü,  
Erzurum

Narman havzasında Alt Tersiyer yaşta volkanik ve sedimanter birimlerden oluşan bir temel içinde oluşmuş göl çanağında Miyosen boyunca kirintılı çökeller birikmiştir. Bu çalışmanın amacı söz konusu çökellerin çökelme ortamı ve fasiyes dağılımlarını belirlemek için, çökelme yapıları ve dağılımlarını saptamaktır.

Katmanlanma biçimini olarak, düzgün paralel, ritmik, devirli, merkeksel katmanlanma, kanal-dolgu ve oygu-dolgu yapıları olmuştur. Masif, çapraz, dereceli katmanlanma, laminasyon ve tane-yönlendirme başlıca katman içi yapılarıdır. Katman düzlemi yapılarından ise oygu izleri, üçgen izler, yiv ve setler gibi taban yapıları ile akıntı ve dalga ripilleri, çamur çatlakları, gaz bacası ve ayrılma/akıntı çizgisellikleri gibi yüzey yapıları bulunmaktadır. Başlıca bozulma yapıları yük ve alev yapıları, topaç yapılar, çatlak dolguları, akma yapıları, çökelim esnası kıvrım ve kırıklardır. Bazı jips, kalsit damarları ve renk bantlarından oluşan ikincil yapılar ise son derece enderdir. Organizma yapıları sadece göl merkezinde kıvrık izler ve dikey tüpler olarak bulunur.

Bu yapıların tür ve dağılımları, havza kenarlarında akarsu ve merkezde ise göl işlevlerinin etkinliğine işaret etmektedir. Kaba taneli malzeme genel olarak akarsu akıntılarıyla, kil içeriği yüksek bir kısmı da kütle akmalarıyla taşınmış ve hızlı çökelimiştir. Havza tabanının kuzeydoğuya eğimli olması ve kaynak alanın yüksek röl-yefi nedeniyle, aülüyon yelpazeleri kısa bir aülüyon ovası ile göle girmiştir. Çökelim süresince ortamın fiziksel, kimyasal koşullarında ve çökel sağlanmasında dönemsel değişimler olmuş, benzer birimler üst üste tekrarlanmıştır. Yapıların bir kısmı, özellikle merkez yakınlarındakiler, çökelim esnasında oluşan deprem ve volkanizma işlevleri gibi ani ve sarsıcı hareketlerle bozulmuş ve üst-teki katmanlar alttakilere oranla kuzeydoğuya kaymıştır. Katmanlar çökelme sonrası hareketlerden önemli ölçüde etkilenmediklerinden, birincil çökelme yapılarının hemen tümü oldukça iyi korunmuştur.

Red clastic sediments of the Narman Basin area in Miocene time accumulated in a lake-basin occurred in a basement consisted mainly of volcanic and sedimentary beds of Lower Tertiary age. The aim of this work is to record type and distribution of sedimentary structures in order to identify distinctive subenvironments of the sequence.

Parallel and lenticular bedding are predominating structures. Other bedding types are composed of rhythmic bedding, cyclic bedding, channel-fill and scour-fill structures. Homogenous bedding, cross-bedding, graded bedding, laminations and grain imbrications are common internal structures. Associated bedding plane structures consist primarily of flute casts, triangular marks, wave and current ripples, mud cracks, pit and mound structures and parting-current lineations.

Deformation structures such as load and flame structures, pillow structures, soft sediment flows, crack fillings, syndepositional folds and faults with occasional biogenic structures like crawling traces and burrows are commonly developed in fine grained sediments of central lacustrine area. Color bands, gypsum and calcite veins are very rare and seconder in origin.

Types and distribution of primary structures denote fluvial and lacustrine processes have been respectively dominant in marginal and central lacustrine areas of the basin. Coarse grained sediments have been carried generally by tractional currents. Sediments rich in clay have been transported and deposited rapidly from debris flows. Alluvial fans merged into the lake with short alluvial plains, due to relatively high slope of lake-bottom and relief in source areas.

Influences of alternating physical and chemical conditions and of periodic changes in sediment supply, caused successive repeating of similar cycles. Some structures particularly those formed near lake-center have been deformed by sudden and destructive synsedimentary motions like earthquakes or volcanic activities, hence associated thin beds slided NE with respect to the underlying adjacent layers. These features reflect syntectonic deposition related to vertical faulting along the eastern and northern boundry of the basin. Since clastic beds have not been strongly affected by post-depositional movements, nearly all primary depositional structures are rather well conserved.

## BATI ANADOLU OTURUMU SESSION ON THE GEOLOGY OF THE WESTERN ANATOLIA

### MENDERES MASİFİNDEKİ METAVOLKANİTLER (LEPTİTLER)

#### METAVOLCANICS (LEPTITES) OF MENDERES MASSIF

Nejat Kun ve O. Özcan Dora Dokuz Eylül Üni., Müh. - Mim. Fa-  
kültesi Jeoloji Müh. Böl., Bornova - İzmir

Menderes Masifinin çeşitli kesimlerinde, özellikle istifin alt düzeylerinde metavulkanik kayalar (leptitler) gözlenmektedir. Litostratigrafik istifte gnaysın üzerinde ve şistin altında yer alırlar. Yüksek dereceli metamorfizma nedeniyle gnays-leptit ve leptitist dokanaklarının uyumlu görülmelerine karşın, 1/25.000 ölçekli jeoloji harita çalışmaları leptitlerin alt ve üst dokanaklarındaki uyumsuzluğu ortaya çıkarmaktadır. Bu kayalar Çine ve Ödemis asmasiflerinde yaygın alanlar kapsar. Üzerinde ayrıntılı çalışmalar yapılan Çine dolayındaki leptitler, gri ve morumsu renkli, sert, masif ve kötü yapraklanmaları, kalınlıkları mm ile m arasında değişen seritli görünümlü kayalardır.

Leptitler başlıca, kuvars, plajiyoklas (oligoklas), K-feldspat, granat, biotit, muskovit, epidot, piemontit, disten ve sillimanit mineralerleri kapsar. Mineralojik ve kimyasal deneştirmeler sonucu, bu kayaların İskandınav yarımadası leptitleri ile tümden benzerlik gösterdikleri saptanmıştır.

Menderes Masifi leptitleri almandin-amfibolit fasyesi sillimanit zonu koşullarında bir metamorfizma geçirmiştir. Biotit ve granat mineralerinin kimyasal bileşimlerinden ve sillimanitin ortaya çıkışından gidilerek 550-650°C sıcaklık ve 6-6.5 kb basınç ile形成的lyen oluşum koşulları belirlenmiştir.

İncelenen kayaların kimyasal analizleri, İsveç leptitleri ve Yeni Zelanda genç volkanik kayaları ile kıyaslandığında, ilksel kayalarının andezitten riyolite kadar uzanan bir volkanik diziyi oluşturduğu görülür. Böylece Menderes Masifinin kimi yörelerinde paleo adaylarının varlığı ortaya çıkmaktadır.

Metevolcanics (leptises) occur within the metamorphic rocks of Menderes Massif, especially in the lower part of the sequence. In

Red clastic sediments of the Narman Basin area in Miocene time accumulated in a lake-basin occurred in a basement consisted mainly of volcanic and sedimentary beds of Lower Tertiary age. The aim of this work is to record type and distribution of sedimentary structures in order to identify distinctive subenvironments of the sequence.

Parallel and lenticular bedding are predominating structures. Other bedding types are composed of rhythmic bedding, cyclic bedding, channel-fill and scour-fill structures. Homogenous bedding, cross-bedding, graded bedding, laminations and grain imbrications are common internal structures. Associated bedding plane structures consist primarily of flute casts, triangular marks, wave and current ripples, mud cracks, pit and mound structures and parting-current lineations.

Deformation structures such as load and flame structures, pillow structures, soft sediment flows, crack fillings, syndepositional folds and faults with occasional biogenic structures like crawling traces and burrows are commonly developed in fine grained sediments of central lacustrine area. Color bands, gypsum and calcite veins are very rare and seconder in origin.

Types and distribution of primary structures denote fluvial and lacustrine processes have been respectively dominant in marginal and central lacustrine areas of the basin. Coarse grained sediments have been carried generally by tractional currents. Sediments rich in clay have been transported and deposited rapidly from debris flows. Alluvial fans merged into the lake with short alluvial plains, due to relatively high slope of lake-bottom and relief in source areas.

Influences of alternating physical and chemical conditions and of periodic changes in sediment supply, caused successive repeating of similar cycles. Some structures particularly those formed near lake-center have been deformed by sudden and destructive synsedimentary motions like earthquakes or volcanic activities, hence associated thin beds slided NE with respect to the underlying adjacent layers. These features reflect syntectonic deposition related to vertical faulting along the eastern and northern boundary of the basin. Since clastic beds have not been strongly affected by post-depositional movements, nearly all primary depositional structures are rather well conserved.

## BATI ANADOLU OTURUMU SESSION ON THE GEOLOGY OF THE WESTERN ANATOLIA

### MENDERES MASİFİNDEKİ METAVOLKANİTLER (LEPTİTLER)

#### METAVOLCANICS (LEPTITES) OF MENDERES MASSIF

Nejat Kun ve O. Özcan Dora Dokuz Eylül Üni., Müh. - Mim. Fa-  
kültesi Jeoloji Müh. Böl., Bornova - İzmir

Menderes Masifinin çeşitli kesimlerinde, özellikle istifin alt düzeylerinde metavulkanik kayalar (leptitler) gözlenmektedir. Litostratigrafik istifte gnaysın üzerinde ve şistin altında yer alırlar. Yüksek dereceli metamorfizma nedeniyle gnays-leptit ve leptitşist dokanaklarının uyumlu görülmelerine karşın, 1/25.000 ölçekli jeoloji harita çalışmaları leptitlerin alt ve üst dokanaklarındaki uyumsuzluğu ortaya çıkarmaktadır. Bu kayalar Çine ve Ödemiş asmasiflerinde yaygın alanlar kapsar. Üzerinde ayrıntılı çalışmalar yapılan Çine dolayındaki leptitler, gri ve morumsu renkli, sert, masif ve kötü yapraklanmaları, kalınlıkları mm ile m arasında değişen seritli görünümlü kayalardır.

Leptitler başlıca, kuvars, plajiyoklas (oligoklas), K-feldspat, granat, biotit, muskovit, epidot, piemontit, disten ve sillimanit mineralerleri kapsar. Mineralojik ve kimyasal deneştirmeler sonucu, bu kayaların İskandınav yarımadası leptitleri ile tümden benzerlik gösterdikleri saptanmıştır.

Menderes Masifi leptitleri almandin-amfibolit fasiyesi sillimanit zonu koşullarında bir metamorfizma geçirmiştir. Biotit ve granat mineralerinin kimyasal bileşimlerinden ve sillimanitin ortaya çıkışından gidilerek 550-650°C sıcaklık ve 6-6.5 kb basınç ile形成的lyen oluşum koşulları belirlenmiştir.

İncelenen kayaların kimyasal analizleri, İsveç leptitleri ve Yeni Zelanda genç volkanik kayaları ile kıyaslandığında, ilksel kayalarının andezitten riyolite kadar uzanan bir volkanik diziyi oluşturduğu görülür. Böylece Menderes Masifinin kimi yörelerinde paleo adaylarının varlığı ortaya çıkmaktadır.

Metevolcanics (leptises) occur within the metamorphic rocks of Menderes Massif, especially in the lower part of the sequence. In

the lithostratigraphic column these rocks are observed above gneisses as well as below the schists. Metavolcanics (leptites) show disconformity at their lower and upper contacts in the 1/25.000 geological maps, although their contacts seem to be normal with the gneisses and schists due to high-grade metamorphism. These rocks cover large areas within the Çine and Ödemiş Submassif. Leptites of Çine Submassif, studied in detail, are grey and purple in colour, resistant, massiv and are badly schistosised. They consist of banding, which range from mm to m in thickness.

Leptites consist mainly of quartz, plagioclase (olugoclase), K-feldspar, garnet, biotite, muscovite, epidote, piedmontite, kyanite and sillimanite. These rocks show a close similarity to the scandinavian leptites with regard to their mineralogical and chemical features.

Leptites of Menderes Massif were metamorphosed at conditions of sillimanite zone in almandine-amphibolite facies, occurring under the 550-650°C temperature and 6-6.5 kb pressure, according to the chemical compositions of biotite and garnet and the presence of sillimanite.

When compared to Swedish leptites and young volcanics of New Zealand, the chemical composition of the rocks studied indicates that their original rocks were volcanics ranging from andesite to rhyolite. Thus, the paleo island-arcs were deduced to have been present in some places of the Menderes Massif.

## MUDANYA - BANDIRMA ARASI METAMORFİTLERİNİN PETROJENETİK EVRİMİ

## PETROGENETIC EVOLUTION OF THE METAMORPHIC ROCKS EXPOSED BETWEEN BANDIRMA - MUDANYA

Erdinç Kipman ve Hasan Emre İstanbul Üniversitesi Müh. Fak.  
Jeoloji Müh. Bölümü, İstanbul

Bölgедe tortul kökenli metakumtaşı, metagrovak, kalkşist, fillit, kuvars-serisit şist, kuvars-klorit-epidot şist, kuvars-klorit-granat şist ve volkanik kökenli metabazalt, klorit-albit-epidot şist, albit-epidot-aktinolit şist, klorit-epidot-amfibol şist gibi kayaçlar bulunur. Farklı kökenli bu iki kayaç topluluğu Barrow tipinin yeşil şist fasiyesinde metamorfize olmuştur. Ayrıca jeotektonik konumıyla açıklanabilen gnaysik granitler bölgедe yer almaktadır.

Gerek çökel, gerekse volkanik kökenli kayaçların coğrafik dağılımlarına göre yapılan sınıflamada, metamorfizma derecesinin Karabey kuzeyinde yeşil şist fasiyesinin en üst zonlarına ulaştığı görürlür. Bölgenin diğer kesimlerinde ise, yeşil şist fasiyesinin çeşitli alt fasiyes türleri izlenir. Fakat bu fasiyesin granatlı, amfibollu zonlarında belirginleşen klorit, epidot, kuvars, kalsit mineralleri gerileyen metamorfizma ürünleridir.

Bölgesel metamorfitlerin başlangıç kayaçları için kesin yaş verebilecek veri yoktur. Ancak bunların birbirleriyle ilişkileri saha ve petrografik gözlemlerle açıklanabilemektedir. Buna göre inceleme alanındaki birimler alttan üste şu sıralanımda görülür. Bölgesel metamorfitler, temel kayacı oluşturan granitik bileşimli kayaçların üzerine gelen çökel birimler ile bu çökel birimleri kesen volkanitlerden oluşmuştur. Bu tektonizma esnasında metamorfitler içersine küçük dilimler şeklinde serpantinitler yerleşmiştir. Bunların üzerine birincil özellikleri korunan Liyas'da bulunan taban konglomeralı kırıntıları, masif kireçtaşları ve daha genç çökeller gelir. Ayrıca Tersiyer yaşılı diyorit porfir ve andezitik volkanizma izlenir. Diyorit porfirlerin kenarlarında kontak metamorfik zonlar ve cevherleşmeler görülür.

The region are comprises sediment derived metasandstone, metagraywacke, Calcschist, phyllite, quartz-chlorite epidose schist, quartz-chlorite-garnet schist and volcanic derived metabasalt, chlo-

rite-albite-epidote schist, albite-epidote-aktinolite schist, chlorite-epidote-amphibole schist. These different rocks groupes had been subjected by the green schist facies of the Barrowien type metamorphism. On the other hand gneissic-granite are taken place which can be explained by the geotectonic setting.

On the classification base on the geographic distribution of the metavolcanic and metasedimentary rocks can be subdivided different metamorphic grade that reach up to upper subfacies of the green schist at the north of the Karacabay area. The lower subfacies of green schist is observed other part of region.

There no absolute evidence to determine age of the primary rocks of the metamorphic. Bu the age can be established base on the petrographic and field evidence of the metamorphic rocks and the relationships each others of the formation. The metamorphic formations in the investigated area from base to top are the primary rocks of the gneissic-granite, at the base, metasedimentary rock overlie on gneissic-granite and metavolcanic rocks cut the metasedimentary succession. This metamorphic formation involves serpentinite bodies which are emplaced during the tectonism by the thrusting metamorphic formation are overlaid by Liassic transgressive succession which are built up from base to top basement conglomerate, sandstone, limestone; and younger succession Tertiary diorite porphyry stock and andesite flows are seen. Diorite porphyry are surrounded by contact metamorphic aureole and mineralization.

134

## KÜTAHYA - ÇİFTELER - BAYAT - İHSANIYE YÖRESİNİN TEMEL JEOLOJİSİ

## MAIN GEOLOGICAL FEATURES OF THE KÜTAHYA - ÇİFTELER - BAYAT - İHSANIYE REGION

Ahmet Özcan, Necati Turhan, M. Cemal Göncüoğlu, Kamil Şentürk, Ahmet Işık, Ayşe Turşucu ve Asuman Keskin MTA Genel Müdürlüğü Temel Araştırmalar Dairesi, Ankara

Çalışma alanında istifin görünür en alt birimini değişik alanlarda farklı derecede metamorfizma gösteren, kırıntılı ve karbonat kayaları oluşturmaktadır. Üst bölümü Üst Sityen-Alt Anisiyen yaşta olan bu birim, ilksel tortul özelliklerine göre delta ve gelgit ortamı çökelme özelliklerini yansımaktadır.

İstifte üst doğru alttaki birimle geçişli Alt Anisiyen-Kretase (?) yaşta, rekristalize, dolomitik ve üst kesimleri çörtülü kireçtaşları yer almaktadır. Birim, rekristalizasyon ve dolomitleşmeden korunmuş yerlerdeki özelliklerine göre; gelgit arası, gelgit altı, sınırlı ve açık platform çökelme ortamlarını göstermektedir.

Karbonat istifinin çörtülü bölümü üste doğru olistostromal bir istife geçmektedir. Çeşitli boyutta ofiyolit, radyolaryalı-çörtülü kireçtaşı ve şelf türü rekristalize kireçtaşları blokları tabandan itibaren istifin değişik düzeylerinde görülmektedir. Bu olistostrom kıyı kenarı üzerinde ilerliyen peridotit napının önünde yer alan bir havzada gelişmiştir. Düşük dereceli metamorfizma gösteren bu birim ayrıca mavişist blokları kapsamaktadır.

Olistostromal bölümün üzerine, tabanında subofiyolitik metamorfik bir istif taşıyan peridotit napı yer almaktadır. Bu nap yöreye Maestrichtiyen'de (?) yerleşmiştir.

İnceleme alanında temel birimler Eosen ve Neojen yaşındaki kaya birimleri tarafından uyumsuz olarak örtülmüşlerdir.

The lowermost observable unit of the sequence in the studied region comprises terrigenous clastic and carbonate rocks exhibiting differing degrees of metamorphism in different areas. This unit, whose upper parts are of Upper Scythian-Lower Anisian, reflects the depositional features of deltaic and tidal environments.

Upwards in the sequence, a unit, gradationally overlying the lower part, includes recrystallized, dolomitic and in the upper parts chert bearing limestones of Lower Anisian-Cretaceous (?). According to the clues obtained from the less dolomitized and recrystallized parts, this unit indicates intertidal, subtidal, restricted and open platform depositional environments.

Cherty parts of the carbonate sequence grade up into an olistostromal unit. At different levels of this unit, blocks of ophiolitic rocks, radiolarian chert bearing limestone and recrystallized shelf carbonates of various sizes are observed. This olistostrome has been formed in a basin developed in front of the advancing peridotite nappe on the continental margin. It shows a low degree metamorphism and includes blueschist blocks.

On the olistostromal part, is a peridotite nappe containing a subophiolitic metamorphic sequence on its sole. This nappe has been emplaced to this region in Maastrichtian (?).

All these primary units are unconformably covered by Eocene and Nogene rocks.

The Eocene rocks are mainly siliciclastic facies, consisting of sandstones, shales, dolomites and dolomitic limestones. They are overlain by Nogene rocks, which include clastic facies, such as sandstones, shales, dolomites and dolomitic limestones, as well as carbonatic facies, such as dolomites, dolomitic limestones and marls. The Nogene rocks are characterized by their high organic content, particularly in the form of coal and oil shale.

The Eocene rocks are mainly siliciclastic facies, consisting of sandstones, shales, dolomites and dolomitic limestones. They are overlain by Nogene rocks, which include clastic facies, such as sandstones, shales, dolomites and dolomitic limestones, as well as carbonatic facies, such as dolomites, dolomitic limestones and marls. The Nogene rocks are characterized by their high organic content, particularly in the form of coal and oil shale.

**YAĞMURLAR - ÇAKALDOĞAN KÖYLERİ (SALİHLİ) ÇEVRE-  
SİNDE GENÇ PLUTONİZMA TEKTONİZMA İLİŞKİLERİ**

RELATIONSHIP BETWEEN THE LATE PLUTONISM AND TEC-T  
TONISM AROUND THE YAĞMURLAR AND ÇAKALDOĞAN  
VILLAGES (SE OF SALİHLİ by İZMİR)

M. Yılmaz Savaşçı Dokuz Eylül Univ. Müh.-Mim. Fak. Jeoloji  
Müh. Böl., Bornova - İzmir

Yaklaşık D-B uzanımlı Bozdağ Horst'unun güney kenarında (K. Menderes Grabeni) graben kenarı magmatitleri diziliidir. (Osmanlar dioritik gabro sili, Kiraz volkanitleri, Doğancılar granit-granodiorit sokulumu gibi). Aynı Horst'un Kuzey kenarında (Gediz Grabeni) da benzeri magmatik veriler gözlenir. Salihli plutonitleri ve bazik Akhisar-Kula volkanizmaları bunların en belirginleridir.

Yağmurlar ve Çakaldoğan köyleri çevresinde metamorfizma geçirmemiş genç granodioritik sokulumlar, metamorfik birimler ile bunları uyumsuz üstleyen Senozoyik çökellerinin arasına, zayıflık yüzeyleri boyunca siller şeklinde yerleşirler. Bölgede güneye doğru yükseldikçe, plutonitler metamorfik birimlerin altında kaybolur. Kuzeye doğru ise, önce yaygın kütlesel görünümde yüzlekleşen granodioritler, bu kez giderek alçalan bir topografya ile birlikte silişlemiş (metasomatik) ve kataklazma geçirmiş genç çökel örtünün altında kalın siller şeklinde uzanır. Daha kuzeyde, Salihli-Gediz Grabenine doğru, benzeri katmanların plutonizmadan ve/veya kataklazmadan etkilenmemiş istifine faylı bir dökünlük geçer. Söz konusu tortul istifin tabanında yalnız metamorfik kayaların çakılları gözlenir. Belirli bir kalınlıktan sonra, plutonitlerin çakılları da gözlenir.

Durum Bozdağ Horst'unun tüm çevresi ile birlikte değerlendirildiğinde; sıkışarak domlaşma, düşük açılı kaymalar ve manto yükselmesi ile birlikte kuzeye ve güneye doğru magmatitlerin (yer yer siller şeklinde) sokulumunu izleyen yüksek açılı tektonizma eski sütürleri izleyen graben tektonizması ile genleşme modeli inceleme alanı içinde geçerlidir.

Magmatic bodies typifying graben margins closely occur on the southern boundary of the E-W trending Bozdağ Horst (e.g. Osmanlar dioritic gabbro sill, Kiraz volcaniv rocks, Doğancılar gra-

nite-granodiorite). On the northern boundary of the same Horst similar magmatic features are observable. The plutons in Salihli and basic volcanics in Kula and in Akhisar are the most typical features.

Around the Yağmurlar and Çakaldoğan villages nonmetamorphic and young granodiorites occur as sills along the zones of weakness between the metamorphics and their sedimentary cover rocks. In the region, toward the south, the plutons disappear beneath the metamorphic units. Toward the north, the granodiorites first widely exposed, occur as thick sills beneath the silicified (metasomatism) and cataastically deformed sedimentary cover rocks, along with the progressively reduced topography. Further north, toward the Salihli-Gediz Graben, across a fault contact, the entire sequence occur to have not undergone cataclasis and/or plutonism. There, the basal part of the sedimentary sequence is characterized by metamorphic rock pebbles, the latter being replaced in part by plutonic rock pebbles, higher on the section.

A high-angle tectonism (graben tectonics replacing the older sutures) has followed the doming under compression. Low-angle siliding, montle diapirism and simultaneous magmatic intrusions toward the north and south, and appears to characterize the region.

**KARABURUN - MENTEŞ YARIMADALARI SENOZOYİK STRATIGRAFİSİ VE MAGMATİZMASI**  
**CENOZOIC STRATIGRAPHY AND MAGMATISM IN THE KARABURUN AND MENTEŞE PENINSULAS**

Hasan Gümüş ve M. Yılmaz Savaşçın Dokuz Eylül Üniversitesi  
Mim. - Fak. Jeoloji Müh. Böl., Bornova - İzmir

Karaburun ve Menteş Yarımadalari Üst Kretaseye kadar uzanan birçok jeolojik ve jeotektonik verileri nedeniyle değişik araştırmacıların ilgisini çekmiştir. Genç birimler, değişik yaştaki temel birimleri uyumsuz olarak gösterler.

Taban çakıltaşı ile başlayan Neojen serileri, kumtaşlı, çakıltaşlı, aralarlanması, killi kireçtaşlı, volkanosedimentaryer çakıltaşlı, tuf, tüfit, killi kireçtaşlı, kireçtaşlı kaya birimleri ve magmatik türevlerden oluşur. Magmatizma, Neojen istifinde en az iki düzeyde gözlenir ve B. Anadolu'daki değişik kökenli, farklı petrografik-jeokimyasal özellikli volkanitlerin tümüne bölgede rastlanır. İstifte gözlenen volkanosedimentaryer birimlerin, lav örtülerinin ve sokulumların konumları genç tektonizma ile ilişkilidir.

Neojen istifinde, farklı alanlardaki birim eksiklikleri, değişik çakıltaşlı düzeyleri ve aşmalı çökelme gibi veriler, yüksek açılı tektonizmanın (özellikle büyümeye fayları) sürekli etkinliğini gösterir. B. Anadolu'dan bilinen, önemli yüksek açılı tektonizma verilerinin yaklaşık tümü bölgede gözlenir.

The Karaburun and Menteş peninsulas have been studied by various workers, owing to their geologic and geotectonic features extending up to Late Crataceous age. Younger units unconformably overlie older ones. The Neogene series are characterized by basal conglomerates, alternating sandstone, limestone and conglomerates, and clayey limestone, volcano-sedimentary conglomerate, tuff, tuffite, limestone rock units. Magmatism is observable at least in two horizons, and represented by volcanic rocks of different petrographic-geochemical peculiarities and origin, which are typical of West Anatolia.

The volcanosedimentary units, lava sheets and intrusions appear to be related to the late tectonic stages. The criteria such as locally lacking units, various conglomerate horizons, and transgressive sedimentation in the Neogene sequences indicate a continuous high-angle tectonism (e.g. growth faults). The majority of the known high-angle tectonic features occur in this region.

**NOT :**

**NOT**

**NOT :**

**NOT**

**NOT :**

**NOT**

**NOT :**

**NOT**