

ERZURUM AKTİF TEKTONİK ZONUNDA YER GAZI RADON JEOKİMYASI

RADON GEOCHEMISTRY OF THE GROUND-GAS IN THE ERZURUM ACTIVE TECTONIC ZONE

M. Salih BAYRAKTUTAN Deprem Araştırma Merkezi, Atatürk Üniversitesi, ERZURUM

ÖZ: Erzurum Fayları, bir dizi sinistral en echelon faylardan oluşan aktif tektonik zon içinde yer almaktadır. Karasu Ovası, Geç Miyosen'de oluşmaya başlamış bir dağ-arası çökelim alanıdır ve yapısal olarak Tercan-Kağızman zonu bütününde hala aktif olan, doğrultu-atımlı tektonik etkinliğinde gelişmiştir. Üst Miyosen-Pleistosen temel, andezitik-bazalt, lav/piroklastik akıntılar ve çatlak-püskürmesi ürünü bazaltik lavlardan oluşmaktadır. Havzanın doğu kenarı KKD-GGB uzanımlı sol-yanal faylar ve güney kenarı DKD-BGB uzmanlı ters faylarca sınırlanmıştır. Erzurum'a çok yakın olan kesişme alanı gelecekteki büyük bir depremin muhtemel odağı olabilecek niteliktedir.

Şehir yakınlarında ve ovanın etrafında bazı noktalarda, dört ana litoloji biriminden alınan yer gazında Rn seviyesini belirlemek, örtülü fayları haritalama ve tektonik etkinliği takip etme amacıyla Radon-Jeokimyası uygulanmıştır. Erzurum fay zonunda 6 km - 15 km uzunlukta beş travers boyunca 100 den fazla noktada örnekleme yapıldı. Hemen bütün noktalarda 220 Rn ve 222 Rn örneklenmiştir ve çok yüksek değerler aktif faylarla çakışlığı gözlenmiştir.

ABSTRACT: The Erzurum Faults, for a part of the active tectonic zone with a set of sinistral en echelon faults. The Karasu Plain is an intermountain depositional basin which was initiated in Late Miocene and structurally developed by strike-slip tectonics, still active along the whole Tercan-Kagızman Zone, Upper Miocene-Pleistocene Volcanic Basement, formed by andesitic-basalt lava/pyroclastic flows and fissure eruptions of basaltic lava. The basin is characterized by NNE-SSW trending sinistral wrench faults on east margin and ENE-WSW trending reverse faults on south margin. The intersection area very near to Erzurum considered to be the site for epicentre of a probable future large earthquake.

Radon geochemistry, there has been undertaken adjacent to the city and some points around the plain, to investigate Rn levels over four main lithologies the potential for fault mapping and for monitoring tectonic activity. Along five traverses 15 km to 6 km long across the Erzurum Faults, over 100 sites were sampled. 220 Rn ad 222 Rn are present at all sites and anomalously high values coincided with active faults.

GENEL JEOLOJİ OTURUMU

ÜÇPINAR-POLATLI YÖRESİNİN JEOLOJİSİ (ANKARA)

THE GEOLOGY OF ÜÇPINAR-POLATLI AREA (ANKARA)

Ercan YURTYERİ ODTÜ Mühendislik Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, ANKARA
A. Taylan LÜNEL ODTÜ Mühendislik Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, ANKARA

ÖZ: Çalışma alanı Ankara'nın 80 km. güneydoğusunda yer alan Polatlı ilçesinin batısında yer almaktadır. Çekirdeksiz köyünün güneyinde başlayan alan Üçpinar ve İğciler köylerini kapsamaktadır. Bu alan içerisinde dört litolojik birim yer almaktadır. Bunlar: Duatepe formasyonu, Ağıdere formasyonu, Kanarakaya formasyonu ve Ezineli formasyonudur.

Alt-Orta Eosen yaşı Duatepe formasyonu kahverengi çakıltaşı, kum taşı, silt taşı ve kumlu kireç taşı ardanmasından oluşmuştur. Açılı uyumsuz olarak üzerleyen Ağıdere formasyonu (Alt-Orta Miyosen) başlıca açık renkli kum taşı, silt taşı ve kilit taşı ardalanması ile silislesmiş tuf ve tüflü kireç taşı arakatkılarından oluşmuştur. Ağıdere formasyonu üzerine birçok yerde uyumlu olarak gelen Kanarakaya formasyonu bazı yerlerde Duatepe formasyonu üzerine gelmektedir. Yer yer çok kalın (>88 m.), yer yer de oldukça ince (birkaç metre) bir kalınlık sunan Kanarakaya formasyonu üst seviyelere doğru birkaç silt taşı ve kilit taşı arakatkısı içeren bazatlardan oluşmuştur. Kanarakaya formasyonunu yaşı ise diğer birimlerle olan stratigrafik ilişkisine dayanılarak Üst Miyosen olarak verilebilir. Pliyosen (?) yaşı Ezineli formasyonu ise alta, kum taşı, silt taşı ve kilit taşı ardalanmasından, üstte killi kireç taşı ve jipsli kilit taşı arakatkılı çakıltaşı, kum taşı, silt taşı ve kilit taşı ardalanmasından oluşur.

Yapısal özellikler arazideki Ezineli formasyonu hariç tüm birimleri K-G yönünde kesen düşey bir fayın yanında genelde D-B yönlü küçük atımlı faylar yer almaktadır. Yalnızca Duatepe formasyonunda görülen KB-GD yönlü kıvrımların yanında genç formasyonları da etkileyen K-G yönlü kıvrımlar da yer almaktadır.

ABSTRACT: The study area is located at the west of Polatlı, nearly 80 km. west of Ankara. The rock units exposing in the area are the Duatepe formation (Lower-Middle Eocene), the Ağıdere formation (Lower-Middle Miocene), the Kanarakaya formation (Upper Miocene), and the Ezineli formation (Pliocene?).

The Duatepe formation consists of mainly alternation of brownish conglomerate, sandstone, and sandy limestone. The Ağıdere formation came with an angular unconformity on the Duatepe formation. It consists generally alternation of light colored sandstone and claystone with siliceous tuff and tuffaceous limestone interbeddings. The Kanarakaya formation consists of thin (few meters) to very thick (>88 m.) basalt layers with some siltstone and claystone on the top part. The Ezineli formation consists of alternation of sandstone, siltstone, and claystone at lower parts and alternation of conglomerate, sandstone, siltstone, and clayey limestone and gypsumiferous claystone interbeddings.

There is one relatively important fault striking in the N-S direction and cuts the formations except Ezineli formation. The other minor faults have nearly E-W direction. The area is conspicuously folded. The fold axes in Duatepe formation are mainly in NW-SE direction. On the other hand the fold axes in younger formations have N-S trend.

ORTA TOROSLARIN SEYDİŞEHİR-AKSEKİ-KIRKKAVAK DOLAYLARININ JEOLOJİSİ

GEOLOGY OF THE SEYDİŞEHİR-AKSEKİ-KIRKKAVAK DISTRICT IN THE CENTRAL TAURIDES

E. Melih ÖZTÜRK	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Emin ELİBOL	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Yüksel METİN	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Erdem CÖREKÇİOĞLU	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Bülent ÇELİK	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Erkan EKMEKÇİ	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Zeki DAĞER	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Sefer ÖRÇEN	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Erol ÇATAL	Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Adil TAŞKIRAN	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA
Hüseyin ÖCAL	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA
Abdülkadir BULDUK	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA
Tahsin METİN	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA
İsmail KARA	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA
Mustafa KARATAŞ	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA
Süreyya SEZER	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA
Şinasi SÖZERİ	Maden Tetkik Arama, Konya Bölge Müdürlüğü, KONYA

ÖZ:Orta Torosların batı kesiminde (Seydişehir-Akseki-Kırkkavak) Toros platformuna ait çökeller, günümüzde birbiri üzerine binik, yapısal birimler şeklinde görülür. Platform tipi kırıntı ve karbonatlardan oluşan bu yapısal birimler alttan üstte doğru Melikdağ, Döşdağı, Yelekdağı, Seydişehir-Akseki olarak tanımlanır. Değişik kaya birimlerinden oluşan büyük allokton küteler Seydişehir-Akseki birimi üzerinde tektonik örtü şeklinde bulunur.

Melikdağı Birimi: Alt yapısal birimdir. Orta-Üst Triyas yaşılı kırıntıları kayaçlarla başlar. Üstte, Üst Triyas yaşılı dolomit-kireçtaşı, Üst Triyas-Liyas yaşılı kırıntı ve karbonatlar, Dogger-Malm yaşılı platform tipi karbonatlar kapsar. Birim Maestrichtiyen yaşılı mikrit ve kalsitürbitler tarafından uyumsuz olarak örtülü.

Döşdağı Birimi: Melikdağ birimi üzerinde ve doğusunda bulunur. Üst Jura yaşılı dolomit ve kireçtaşları biriminin tabanını oluşturur. Platform Karbonat çökelimi Senoniyen'e dekin kesintisiz sürer. Orta Paleosen'in çortlü mikritlerin Senoniyen'in üzerinde uyumsuz olarak örter. Eosen flişoid karakterdedir.

Yelekdağ Birimi: Döşdağı birimini ve onun doğusunda yer alır. Tabanda Jura-Senomaniyen yaşı platform tipi karbonatlar bulunur. Senomaniyen sonrası, Üst Senoniyen öncesi boksit oluşumu söz konusudur. Üst Senoniyen Rudist'li kireçtaşı ile temsil edilir. Üste Üst Paleosen-Lütesiyen yaşılı flişoid çökeller tarafından uyumsuz olarak örtülü.

Seydişehir Akseki Birimi: Yelekdağ Biriminin doğrultusunda yer alır ve bu birimi tektonik olarak üzerler. Birimin tabanı Kambriyen yaşılı karbonatlarla başlar ve Kambro-Ordovisiyen yaşılı kırıntılarla devam eder. Seri, Aniso-Ladiniyen yaşılı çakıltaları tarafından uyumsuz olarak örtülü. Üst Triyas-Liyas yaşılı kırıntılar üzerine gelen Dogger Malm yaşılı dolomit ve kireçtaşlarının bu seri ile olan ilişkisi tektoniktir. Oksfordiyen-Berrasiyen'de yer yer derinleşme görülür. Üst Senoniyen'in tabanında boksit oluşumları vardır. Ayrıca en üst Kretase içinde de boksit oluşumlarına rastlanır. Paleosen-Eosen yaşılı platform karbonatları Lütesiyen'de fliş geçer.

İnceleme alanı Üst Eosen'de KD-GB yönlü sıkışma tektoniğinin denetimi altına girer. Bu süreçte Aladağ-Bozkır-Bolkardağ birimlerine ait çeşitli yapısal birimler orta Toros platformu üzerine yerleşirken bu platformda kendi içinde kıvrılıp-kırılıp birbiri üzerine binik yapısal üniteler şeklinde alır. Tortoniyen sonu batı kesimi (yersel) tekrar D-B yönlü sıkışma tektoniğinin denetimi altına girer. Bu süreçte de bölgede sıkışma ve buna bağlı olarak da Tortoniyen yaşılı çökeller üzerine yumru meler görülür.

ABSTRACT: The deposits of the Tauride platform west of the Central Taurides (Seydişehir-Akseki-Kırkkavak) exposes in the form imbricate structural units in the present time. These structural units consisting of platform (shelf type) carbonates and clastics are named from bottom to the top as the Melikdağ, Döşdağı, Yelekdağı, Seydişehir-Akseki- units.

The allochthonous units comprising different rock assemblages form a tectonic cover on the Seydişehir - Akseki unit.

45. TÜRKİYE JEOLOJİ KURULTAYI 1992 BİLDİRİ ÖZLERİ

The Melikdağı Ünit: It is teh lower most structural unit. It starts ith the clastic rocks of Middle-Late Triassic age. At the upper levels, it contains dolomite-limestone of Late Triassic-Liassic age and shelf type carbonates of Dogger-Malm age. The unit is unconformably overlain by the micrites and calci-turbidites of Maastrichtian age.

The Döşdağı Unit: It is present on the Melikdağ unit and its east. Upper Jurassic dolmites and limestones form the base of the unit.

Platform (type) carbonate deposition continues up to the Senonian. The Eocene isin the Cherty micrites of the Middle-Paleocene unconformably overlie the Senonin The Eocene is in the flyschoid character.

The Yelekdağ Unit: The unit overlies the Döşdağı unit and present in the east of it. The unit comprises Jurassic-Cenomanien aged platform carbonates at the bottom. Post Cenomian-Pre Late Sencnian bauxite forma-
tion is to be talked about. The late Senonian is characterized by the rudist-bearing limestones. The unit is uncon-
formably overlain by the Late Paleocene-Lutetian aged flyschoid deposites at the top.

The Seydişehir Akseki Unit: It lies on the east of the Yelekdağ unit which is also tectonically overlain by the same unit. The base of the unit starts with the carbonates of the Cambrian age and continues with the Cambro- Ordovician aged clastics. These units are unconfarmably overlain by the Aniso-Ladinian aged conglom-
erates. The relation of the Dogger-Malm aged dolomites and limestones overlying the Late Triassic-Liassic aged clastics, with this sequence is tectonic. Time by time deepening occured in Oxfordian-Berriasian. Bauxite occurrences are also present at the base of the Late Senonian. Besides, bauxite occurences are also present in the Late Cretaceous The Paleocene-Eocene aged platform carbonates gradually passes in to flysch in the Lutteian.

The studay area into the control of the NE-SW directed compressional tectonic regime. During this period while various structural units belonging to the Aladağ/Bozkır/ Bolkardağı units were settlign on the Tauride platform, this platform broke and folded within itself and took the form of imbricate structural units. The wes-
tern sector (locally) was again under the control of E-W directed compressional tectonism at the and of the Tortonian. During this period compression occured in the regional and depending on this, thrusting on the Tortonian aged deposits are seen.

ULUKIŞLA-ÇAMARDI (NİĞDE) HAVZASININ JEOLOJİSİ

GEOLOGY OF THE ULUKIŞLA -ÇAMARDI (NİĞDE) BASIN

Ali ÇEVİKBAŞ MTA Genel Müdürlüğü, Maden Etüd ve Arama Dairesi, ANKARA
 Önder ÖZTUNALI İ.Ü. Mühendislik Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, İSTANBUL

ÖZ: İnceleme alanı kuzeyde Niğde grubu, güneyde Bolkar grubu, doğuda Ecemis koridoruyla sınırlanır. Niğde grubu inceleme alanında Aşigediği ve Çamardı formasyonlarından oluşur. Üçkapılı granodioriti tüm bu kaya birimlerini keser. Tortul litolojilerden oluşan Yeniköy formasyonu Niğde grubu kayaçlarını örter.

Bolkar grubu Permian yaşlı Bolkardağı mermer ve şistlerinden oluşur, üzerine Alihoca ophiolit kompleksi tektonik dokanakla gelir. Horoz granodioriti Bolkardağı mermerlerini, damar, kayaları da (kuvarsporfir) ophiolitik kayaçları keser.

Ecemis fayının doğusunda yer alan Aladağ grubu, Akdağ ve Gökböl formasyonlarından oluşur. Aladağ ophiolit melanj temeli oluşturan karbonatlarla çökelme dokanaklıdır, üzerine ise Aladağ ophiolit napi teknotik bir dokanakla gelir.

Ulukışla-Çamardı Tersiyer havzası, değişik tektonik ünitelerin üzerinde yer almaktadır. Kuzeyde volkano-sedimanter ve plütonik kayaçlarından oluşan bölüm, Niğde masifinin üstünde, güneyde tortul kayaçlardan oluşan bölüm Bolkardağı mermerleri üstünde, orta kesimde volkano-sedimanter kayaçlardan oluşan bölüm ise Alihoca ophiolit kompleksi üzerinde gelişmiştir. Her üç bölüm Üst Eosen tektoniği ile yan yana gelmiştir.

Güney bölümde Tersiyer havzasının tabanı, Bolkardağı mermerleri ile ophiolit kompleksi üzerinde açısal uyumsuzlukla oturan, Kalkankaya formasyonu ile başlar, Yağbağ ve Kırkpınar formasyonu ile son bulur. Pliyo-Kuvaterner yaşlı güncel çökeller bu birimleri örter.

Orta bölümünde Kretase'den Orta Eosen'e kadar yaşlı kaya birimleri görülür. Bu bölüm; Kırkgeçit, Tabaklı Ardiçli, Hasangazi formasyonu ve üyelerinden oluşur. Bu birimleri Oligo-Miyosen yaşlı Zeyvegediği anhidriti açısal uyumsuz olarak örter. Bunların da üzerine Kurtulmuş ve Kızılıöz formasyonları ile İlicadere basالتi ve güncel çökeller gelir.

Kuzey bölümde Kratese'den Orta Eosen'e kadar kaya birimlerini kapsar. Bu bölüm; Ömerli, Yeniköy ve Ünlükaya formasyonları; Başmakçı kireçtaşı, Karlık bazaltı, Aliçli andeziti, Güney formasyonu, Çaykavak formasyonu, Elmalı siyenit porfiri, diyabaz daykı ve Kaletepe trakti gibi formasyon ve üyelerinden oluşur. Tüm bu birimleri en son olarak Kaletepe trakti keser. Üzerini açısal uyumsuzlukla Oligo-Miyosen yaşlı Fındıklı formasyonu örter ve Miyosen yaşlı Burç formasyonu ile devam eder. En üstte Çanaktepe formasyonu, Havuzlu tüfeti, Gökbez formasyonu, İlkiztepe ignimbiriti ve güncel çökellerle son bulur.

Ulukışla-Tersiyer havzasının tektoniği üç farklı dönemde gelişmiştir. Havza Lütesiyan sonlarında; Üst Eosen-Alt Oligosen, Üst Miyosen ve Üst Pliyosen olmak üzere üç ayrı sıkışma dönemi geçirmiştir.

ABSTRACT: The studied area is restricted by the Niğde group at the north, Bolkar group at the south and Ecemis fault zone at the east. The Niğde group is composed of Aşigediği and Çamardı formations in the studied area. Üçkapılı granodiorite is intruded into all of these rock units. Yeniköy formation which consists of sedimentary rocks overlies the Niğde group.

The Bolkar group is made of Permian aged marbles and schists. The Alihoca ophiolite complex overlies this group with a tectonic contact. The Horoz granodiorite intrudes into the Bolkardağı Marbles and quartz-porphry dykes cut the ophiolitic rocks.

The Aladağ group, which is located at the eastern part of Ecemis fault, is composed of Akdağ and Gökböl formations. The Aladağ ophiolitic melange has a sedimentary contact with the carbonaceous rocks that forms the basement. The Aladağ ophiolitic nappe overlies the former with a tectonic contact.

The Ulukışla-Çamardı Tertiary basin overlies many different tectonic unites. The volcano-sedimentary, and plutonic-rocks which crop out at the north are developed on the Niğde Massif sedimentary, rocks cropping out at the south are developed on the Bolkardağı marbles and the volcano-sedimentary, rocks of the central part,

45. TÜRKİYE JEOLOJİ KURULTAYI 1992 BİLDİRİ ÖZLERİ

are developed on the Alihoca ophiolite complex. All the three sections came in conjunction with the Upper Eocene tectonic movements.

The basement of the Tertiary basins starts with Bolkardağı marbles and Kalkankaya formation, which overlie the ophiolite complex with angular unconformity, at the southern section. It ends with Yağbağ and Kırkpınar formations. The Plio-Quaternary actual sediments cover these unit.

The rock units of Cretaceous to Middle Eocene are observed in the central section. This section is made of Kırkgeçit, Tabaklı, Ardiçli, Hasangazi formations and their members. The Zeyvegediği anhydrite, which is Oligo- Miocene, overlies these units with angular unconformity. The Kurtulmuş and Kızılıöz formations, İlicadere basalt and actual sediments cover all the former units.

North section also consists of Cretaceous to Middle Eocene rock units. This section is composed of Ömerli, Yeniköy and Ünlükaya formations Başmakçı limestone, Karlık basalt, Aliçli andesite, Güney and Çay kavak formations, Elmalı syenite porphyry, diabase dyke and Kaletepe trachyte. Finally, the Kaletepe trachyte cuts all of these units.

Oligo-Miocene aged Fındıklı formation covers them with an angular unconformity, and proceeds with Miocene Burç formation. It ends up with Çanaktepe formation, Havuzlu tuffite, Gökbez formation, İkiztepe ignimbrite and actual sediments at the top.

The basin has experienced three different compression stages, which occurred in Upper Eocene- Lower Oligocene, Upper Miocene and Upper Pliocene.

GEDİZ GRABENİ'NİN (SALİHLİ-ALAŞEHİR ARASI) JEOLOJİSİ

GEOLOGY OF THE GEDİZ GRABEN (BETWEEN SALİHLİ AND ALAŞEHİR)

Tahir EMRE Dokuz Eylül Üniversitesi, Müh. Mim. Fak, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, Bornova, İZMİR

ÖZ:Ege graben sisteminin bir ögesi olan Gediz Grabeninin Sart Mustafa (Salihli)-Dereköy (Alaşehir) arasında kalan 40 km uzunluğundaki kesiminin jeolojisi, stratigrafik ve yapısal açıdan incelenmiştir. Çalışma alanının ortasında yer alan, BKB-DGD uzanımlı Salihli-Alaşehir ovasının kuzey ve güneyi, litolojik, morfolojik ve yapısal açıdan birbirinden farklıdır. Ova ile temel kayaları arasında güneyde sarp, engebeli bir alan, kuzeyde engebesiz yayvan bir topografyaya yer alır. Güneyde, temeli oluşturan Menderes Masifi metamorfitleri ve granodioritlerini uyumsuz olarak üstleyen karasal tortulların kalınlığı 2000 m'ye erişir. Acidere, Göbekli ve Asartepe birimleri olarak ayırtlanan bu tortuların katmanları çoğu kez temele doğru eğimlidir ($12-45^{\circ}$). Göbekli biriminin içerdiği gastropoda fosilleri Dasiyen (Erken Pliyosen) yaşıdır. Kuzeyde, metamorfitleri uyumsuz olarak üstleyen, toplam 400 m kalınlıktaki Filiztepe ve Mevlütlü birimleri göl ve akarsu çökellerinden yapılmıştır. Güneyde, grabenleşmeyle olmuş çok sayıda faya karşın, kuzey kesimde belirgin bir fay verisi yoktur. Güney kesimdeki katmanların eğim açıları $10-45^{\circ}$ arasında değişirken, kuzeydeki genelde yatay, yer yer düşük eğimlidir ($<90^{\circ}$). Kuzey kesimde görülen en önemli tektonik etkinlik, Pleistocene-Holocene yaşı Kula valkonusuasıdır. Orta Miyosen(?)den sonra etkili olan çekme gerilmelerinin etkisiyle, güney kesimde oluşan, düşük eğim açılı ($<20^{\circ}$) "ayrılma fayı" (Allahdiyen Fayı) ile grabenleşme başlamıştır. Bu ana faya bağlı olarak temel kayaları üzerinde kataklastik bir zon oluşmuştur. Bu zonun milonitik kayalarının litolojik ve petrografik özellikleri üzerinde bulunduğu ana kayaya bağlı olarak değişir ve yüzeyden derine doğru o'na geçiş gösterir. Geç Miyosen (?)de, güney kesimde oluşan bir dizi, yüksek eğim açılı ($55-80^{\circ}$), sentetik normal fay (Acidere, Yenipazar Fayı vb.) tortullaşmayı denetlemiştir. Tortul kayaların oluşum sürecinde ve sonrasında tektonik etkinlikler süreklidir. Güneydeki, yüksek eğim açılı en genç faylarla yüzeye ulaşan, sıcak su ve gaz (H_2S) çıkışları temel-Neogen dokanağına yakın kesimlerde yer alır. Günümüzde de diri olan Gediz çöküntüsü, güney kanadı aktif, kuzey kanadı pasif bir yarım grabendir.

ABSTRACT: Stratigraphic and tectonic characteristics of the Gediz graben in the region between Sart Mustafa (Salihli) and Dereköy (Alaşehir) are examined. The Salihli-Alaşehir plain with a WNW-ESE trend is located in the center of the study area, and its northern and southern boundaries differ from each other on lithological, morphological and structural attributes. The topography between the plain and basement, is rough with hills and valleys, in the south, whereas it is a subdued in the north. So that it forms a simple and a half-graben. In the southern boundary, the continental deposits reach more than 2000 m in thickness and unconformably overlay the metamorphic rocks and granodiorites of the Menderes Massif. The Acidere, Göbekli and Asartepe formations are separated in this continental succession and their beds dip toward the basement with 12 and 45 degrees. The gastropodes found in the Göbekli formation yield the Dacian (Early Pliocene) age, in the northern boundary of the Salihli-Alaşehir plain the Filiztepe and Mevlütlü formations reach 400 m in thickness and they were deposited in lakes and rivers. The northern boundary is not controlled with normal faults but the southern edge is dominated by low-and high-angle gravity faults. The beds are flat and low angle (<9 degrees) in the north, but in the south they attain dips of 10 to 45 degrees. The only tectonic activity notable in the north is the Pleistocene-Holocene Kula volcanism. In the Middle Miocene (?), with an extensional tectonics, the graben formation started to form and first the Low-angle, detachment Allahdiyen fault was formed. Along this fault a cataclastic zone was evolved in the basement rocks. In this cataclastic zone, the milonitic materials gradually pass into the nearby basement rock. In the late Miocene (?) a series light angle ($55-80$ degrees) faults (Acidere, Yenipazar faults) were formed in the southern edge, that controlled the sedimentation. Tectonic activities continued during and after the sedimentation. In the southern boundary thermal water and H_2S gas escapes are channeled through the basement and the Neogene contact along high-angle faults.

KONYA GÜNEYİ (GÖKTEPE/MUZVADI) VE ANAMUR KUZEYİNİN JEOLOJİSİ

GEOLOGY OF GÖKTEPE-MUZVADİ REGION BETWEEN KONYA AND ANAMUR

E. Melih ÖZTÜRK

Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, ANKARA

Adil TAŞKIRAN

Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, ANKARA

Hüseyin ÖCAL

Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, ANKARA

A.Kadir BULDUK

Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, ANKARA

Bülent ÇELİK

Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, ANKARA

Tahsin METİN

Maden Tetkik Arama Genel Müdürlüğü, ANKARA

ÖZ: inceleme alanı, Orta Torosların Güneyinde yer alır. Bu alanda, farklı yaş ve litolojilerle temsil edilen, farklı ortam koşulları yansitan düzelidir ve/veya düzensiz stratigrafi sunan çökel kaya toplulukları ile ultrabazik kayalar yer alır. Birbirleri ile ilişkileri tektonik olan bu kaya toplulukları, 6 ana başlık altında toplanmıştır. Bunlar kuzeyden güneye doğru Aladağ, Antalya Pirnos-Tepedağ, Alanya Üniteleri, Paleo -otokton örtü kayaları ile kendilerinden önceki kaya birimlerini uyumsuzlukla örten Neo-otokton örtü kayaları (üst Oligosen (?) - Miyosen) dir.

Aladağ Ünitesi, Üst Devon-Üst Kratase yaşı / karbonatlarla temsiledilmiştir. Üst Devon yaşı / karbonatlarla formasyonunun görünür tabanı, dolomitlerle, başlar, yumrulu kireçtaşı / şejl / kumtaşı / kireçtaşı / kuvarsit ardalanması ile devam eder ve Karbonifer yaşı / kumtaşı / şejl / kireçtaşı / kuvarsit ardalanmasından oluşan Bademli formasyonuna uyumlu olarak geçer. Karbonifer ile Permiyen arasında uyumsuzluk görülmez. Girvenella'lı kireçtaşları ile başlayan Permiyen yaşı / Cevizli formasyonu kuvarsit / şejl / kumtaşı / kireçtaşı ardalanmasından olmuş olup yer yer kömür düzeyleri içerir. Permiyen ile uyumlu olan Alt Triyas (Mediova frm.) karbonatlarla başlar ve şejl / kumtaşı / kireçtaşı ardalanmasından oluşur. Üst Triyas yaşı / resifal kireçtaşlarından meydana gelen Fet formasyonu Alt Triyas yaşı / çökeller üstüne uyumsuz olarak gelir.

Karasal çökellerden oluşan Liyas yaşı / Derebucak formasyonu, Triyas üzerinde uyumsuz olarak bulunur. Platform karbonatlardan oluşan Jura-Kretase yaşı / Çamlık formasyonu Üst Kratase (Maestrichtiyen) den itibaren pelejik karbonatlarla geçer. Fliş tipi çökellerden oluşan Üst Kratase yaşı / Dutağacı fliş üstüne Boyalık ofiyolitleri tektonik olarak yerlesir. Aladağ ünitesi üstüne uyumsuz olarak oturan Kalfaltepe Çakıltası'nın yaşı, Paleosen, Alt Eosendir. Ayrıca çakıltası / kumtaşı / kırtılı kireçtaşından oluşan Üst Paleosen yaşı / Tepebaşı formasyonunun da Aladağ Ünitesi üstüne uyumsuz olarak geldiği görülmür.

Pirnos-Tepedağ Ünitesi'nin görülür tabanı, Üst Kratase yaşı / biyomikritlerle başlar ve biyomikrit / kalsitürbidit ardalanması ile devam eder (Dumanlı kçt) Dumanlı kireçtaşı, üzerinde uyumlu olarak devam eden biyomikrit / şejl ve olistostromal fliş karakterindeki Çukurköy formasyonu'nun yaşı Maestrichtiyen ve/veya genç'tir Çamlıhan ofiyolitik melanji, Çukurköy, Formasyonu üstüne tektonik olarak yerlesir.

Alanya Ünitesi, Permiyen ve/veya öncesi yaşı / çeşitli fasiyesteki şistler ile Permiyen yaşı / kırıntı ve karbonatlardan oluşur.

Antalya Ünitesi, Alt Triyas Maestrichtiyen yaşı / kırıntı ve karbonatlardan oluşan ve birbirleri ile ilişkileri tektonik olan Değirmendere Gökbelyayla, Karaibiş, Mahmutlar grupları, Avlutaştepe, kireçtaşı ile olistostromal flişten meydana gelmiştir.

Değirmendere grubu; Stiyan yaşı / alacalı şejl / marn / killi kireçtaşı, Ladiniyen yaşı / radyolarit / çört / çört bresleri, Üst Triyas yaşı / Halobia'lı kireçtaşı, bitkili kumtaşı, ile bazik volkanitlerden oluşur.

Gökbelyayla Grubu; Ladiniyen yaşı / radyolarit / çört / çört bresleri, Üst Triyas yaşı / Halobia'lı kireçtaşı, bitkili kumtaşı, ile resifal kireçtaşı (?) ndan.

Karaibiş grubu; Üst Triyas yaşı / bitkili ve Torlessia'lı kumtaşı, Liyas yaşı / bresler ile Jura-Alt Kretase yaşı / kırıntı / kireçtaşlarından,

Mahmutlar grubu, Stiyan yaşı / alacalı şejl / marn / killi kireçtaşı, Ladiniyen yaşı / radyolarit / çört / çört bresleri, Üst Triyas yaşı / Halobia'lı kireçtaşı ve bitkili kumtaşından,

Avlutaştepe kireçtaşı; Jura Kretase yaşı / karbonatlar ile Maestrichtiyen yaşı / breslerden oluşurlar.

Olistostromal fliş ise içinde değişik yaş ve büyülüklükte bazik / ultrabazik ve çökel kaya bloklarını kapsar.

Permiyen yaşlı Çiğdemtepe kireçtaşı, kuvarsit ve kireçtaşından oluşur. Alanya Ünitesi altında tektonik pencere şeklinde görülür.

Bozbelentepe kireçtaşı, Aladağ bindirmesi önünde ince bir şerit halinde uzanır ve Jura-Kretase yaşlı karbonatlardan meydana gelmiştir.

Paleo-Otokton örtü kayalarından Üst Paleosen -Alt Eosen yaşlı Sazak ünitesi, inceleme alanı güneyinde görülür. Biyomikrit/kalsitürbidit ve flişoid tipi çökellerden oluşan Sazak Ünitesi, tabanda Alanya, tavanda ise Aladağ Üniteleri ile tektonik dokanaklıdır.

Alanya Ünitesi üstüne uyumsuz olarak gelen Üst Paleosep-Alt Eosen yaşlı Belbağ formasyonu tabanda çakıltaşı ile başlamaktır, Üste doğru Nummulitli kireçtaşları ile devam etmektedir. Saritaş, formasyonu ise olistostromal fliş karakterinde olup tabanda Belbağ formasyonu ile uyumludur.

Lütesiyen yaşlı Bakalasay formasyonu, Pirnos-Tepedağ ile Antalya Üniteleri üzerinde uyumsuz olarak bulunur ve fliş karakterindedir.

Bütün eski kaya birimleri üzerinde uyumsuz olarak bulunan Neo-otokton örtü kayaları, Üst Oligosen (?)-Alt Miyosen yaşlı karasal çökellerden meydana gelen Yenimahalle formasyonu, karasal çökellerden oluşan ve Alt Miyosen (Burdigaliyen) yaşlı Derinçay Formasyonu ile, denizel çökellerden oluşan ve Alt Miyosen (Burdigaliyen) yaşlı Derinçay formasyonu ile denizel çökellerden oluşan Langiyan-Serravalieyn yaşlı Mut formasyonudur. Yenimalle, Derinçay ve Mut formasyonları arasında uyumsuzluk görülür.

Inceleme, alanı, Maestrichtyen sonu- Üst Paleosen öncesi arasında sıkışma tektoniğinin denetimi altına girer. Bu süreçte Alanya Ünitesi, güneyden kuzeye doğru hareket ederek Antalya Ünitesi ve devamında her ikisi de Pirnos-Tepedağ Ünitesi üstüne yerlesir. Üst Paleosen-Lütesiyen boyunca, bölgede çökelim devam etmektedir (Belbağ, Saritaş ve Bakalasay formasyonları) Orta Eosen'de bölge, KD-GB yönlü sıkışma rejiminin altına girer. Bu zamanda kuzeyden güneye doğru hareket eden Aladağ Ünitesi, Toros otoktonunu (Geyikdağ Ünitesi) aşarak, onun da güneyin de yer alan, Antalya ile Alanya Ünitelerinin üstüne geldiği görülür.

Bu hareketler sırasında da Alanya, Antalya, Aladağ, Geyikdağ, Pirnos- Tepedağ ve Sazak Ünitelerinin kendi içlerinde kıvrılıp, kırılmış birbirleri üzerinde binik yapılar kazandığı görülmüştür.

Inceleme alanında, Oligosen yaşlı çökellerin görülmemesi, bu zamanda, bölgenin kara haline geçtiğini gösterir. Üst Oligosen (?) Alt Miyosen boyunca bölgede çökelim göl ve akarsu rejimi altında kalmıştır.

Alt Miyosen'den itibaren, güneyden ilerleyen bir denizin denetimi alanına giren inceleme alanında, Üst Burdigaliyen-Langiyan-Serrevaliyeen boyunca platform karbonatları çökelir.

Inceleme alanı bugünkü morfolojisini Kuvaterner'de kazanmış ve genç örtü üzerinde akarsu ağı gelişmiştir.

ABSTRACT: The study area which lies in the south of Central Taurides consists of rock assemblages which are in tectonic contact with each other. From north to south these rock assemblages are Aladağ unit, Pirnos-Tepedağ unit, Alanya unit, Antalya unit, Paleo-autochthonous cover rocks and Neo-autochthonous cover rocks that unconformably overlie the previous rock assemblages.

Aladağ unit is represented by Upper Devonian-Upper Cretaceous detritics/ carbonates.

Pirnos,Tepedağ unit starts with Upper Cretaceous biomicrites, continues with olistostromal flysch and these are overlain by ophiolitic melange at the top.

Alanya unit is composed of different schist facies of Permian and/or Pre-Permian age and Permian detritics and carbonates.

Antalya unit consist of Değirmendere group Gökbelyayla group, Karaibiş group, Mahmurlar group Avlutaş limestone and olistostromal flysch that are containing Lower Triassic-Maestrichtian detritics and carbonates and are in techtoninc contact with eachother.

Paleo-autochthonous cover rocks are composed of the Sazak unit of Late Paleocene-Early Eocene age, the Belbag formation, which is made of conglomerate and carbonate, the Saritaş formation of olistostromal flysch in character Lutetian aged Bakalasay formation which is flişoid an character.

Terrestrial deposits of late Oligocene,Early Miocene age and marine deposits of Langhian-Serravallian age form Neo-autochthonous cover rocks.

The study area was affected by the compressional tectonic regime between Post-Maestrichtian Pre-Late Palecone-During this period the Alanya unit moved from south to north and was overthrusted on the Antalya unit and then both of these units were overthrusted on the Pirnos-Tepedağ unit.

It is stated that the Aladağ unit, which moved from north to south by overlapping the Taurus autochthone (Geyikdağı unit) during Middle Eocene time was overthrusted on the Antalya and Aladağ units which lie at the south of the Taurus autochthone. During these movements the Alanya unit, Antalya unit, Aladağ unit, Geyikdağ unit, Pirnos-Tepedağ unit and Sazak unit were folded, faulted at their own inside and formed imbricate structures on eachother.

Starting from early Miocene, the area was invaded by the sea from south and platform carbonates were deposited through Late Burdigalian-Langhian Serravallian time.

ENDÜSTRİYEL HAMMADDELER OTURUMU

ŞAPHANEDAĞ ALUNIT YATAĞININ EKONOMİK JEOLOJİSİ, FOÇA-İZMİR

ECONOMIC GELOGY OF ŞAPHANEDAĞ ALUNITE DEPOSIT, FOÇA (İZMİR)

İsmet ÖZGENÇ Dokuz Eylül Üniversitesi, Mühendislik-Mimarlık Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü,
Bornova, İZMİR

ÖZ: Foça volkanik kayaç topluluğunun orta kısmında yer alan Şaphanedağ yöresi tabanda saçının şeklinde ayrişmiş yoğun pirit içeren andezitik piroklastikler ve lavlar ile bunlar üzerine bir uyumsuzlukla gelen ve yer yer çapraz tabakalanma gösteren tüflü sedimanları kapsar. Bu birimler, uyumsuz olarak riyolitik ve riyodasitik lav ve piroklastiklerle üstlenir. Son olarak olivin bazalitik dayklar tüm birimleri keser.

Yöredeki alunit yatakları K- Feldspatça zengin asidik lav ve piroklastiklerin superjen olayları sonucu değişime uğramaları ile oluşmuştur.

Yapılan ekonomik değerlendirme çalışmaları da bu yatağın şimdilik prognastik rezerv olarak düşünülmesi gerektiğini ortaya koymuştur.

ABSTRACT: The Şaphanedağ is located in the middle of the Foça volcanites. The basement consist of andesitic lavas and pyroclastics with highly weathered disseminated pyrite minerals. This unit is overlaid by sedimentary rocks with tuff showing cross-bedding. These two units are overlaid by rhyolitic and rhyodacitic lavas and pyroclastics.

Final volcanic activety is represented by olivine basaltic dikes which cut the previous units.

The alunite minarelization is caused by supergene alteration of K- Feldspat rich acidic lavas and pyroclastics. Economic evaluation of the alunites reveal that the deposit should be thought as prognastic reserve for the time being.

BATTALHÖYÜĞÜ TEPE (EKİNCİOĞLU KÖYÜ-ULAŞ-SİVAS) SÖLESTİN YATAĞININ JEOLOJİSİ

THE GEOLOGY OF THE BATTALHÖYÜĞÜ TEPE (EKİNÇİOĞLU VILLAGE - ULAŞ - SİVAS) CELESTITE DEPOSITS

Yavuz ÇUBUK
Caner ÖZANSOY
Teoman KAYAN
MTA Genel Müdürlüğü , Maden Etüt ve Arama Dairesi, ANKARA
MTA Orta Anadolu 1. Bölge Müdürlüğü, Sivas
MTA Genel Müdürlüğü, Maden Etüt ve Arama Dairesi, ANKARA

ÖZ : Sivas Tersiyer Havzası'nın GB'sinde yer alan çalışma alanı ve yakın çevresinde Kretase ve Tersiyer yaşı kaya birimleri üzerelemektedir. Temelde Üst Kretase yaşı Güneş ofiyoliti ve üzerinde tektonik dokanakla Üst Kretase-Paleosen yaşı Tecer kireçtaşı yer almaktadır. Yaşı birimler üzerine açısal uyumsuzlukla Orta-Üst Eosen yaşı volkanit araseviyeli, üst seviyeleri jips ve sôlestin içeren kumtaş - çamurtaş ardalanmasından oluşan Bozbel formasyonu gelmektedir. Daha üstte açısal uyumsuzlukla Oligosen yaşı evaporitli karasal kırıntılarından oluşan sôlestin içerikli Selimiye formasyonu, onun üzerine de yine açısal uyumsuzlukla karasal ve denizel, evaporitçe zengin, sôlestin yataklarının birçoğunu içeren Alt Miyosen çökelleri ile Orta- Üst Miyosen jipşleri ve en üstte Pliyosen yaşı karasal çökeller açısal uyumsuz olarak yer almaktadır.

Battalhöyükü Tepe sölestin cevherleşmesi Orta-Üst Eosen yaşı denizel Bozbel formasyonu içerisinde, Üst Eosen'de havza kapanımı sürecinde oluşmuştur. Katlanılmaya koşut olarak yer alan sölestin cevherleşmesi KD'ye dalımlı asimetrik bir senklinalin yapısal kontrolü altında; güney kanatta bir ana damar ve bir kaç küçük damar, kuzey kanatta ise ana damarın dallanmasıyla birkaç ayrı damar şeklinde gözlenmektedir. Kumtaşı - siltası - karbonatlı çamurtaşları ardalanması içerisinde yer alan sölestin cevherleşmesi, birincil olarak kimyasal çökçeme yoluyla oluşmuş, daha sonra ortamsal sıvıların etkisiyle altlayan ve üstleyen birimlere mobilize olmuştur.

Sölestin damarlarının kalınlıkları 1 - 10 m. arasında değişmekte olup, tenör % 40 - 85 SrSO₄ şeklinde değişmektedir. Bunun dışında altlayan ve üstleyen birimler ekonomik olmayan sölestin içeriklerine sahiptir. Sölestin damarları yanal olarak silttaşlı ve karbonatlı çamurtaşlarına (yer yer breşik) geçmektedir. Battal Höyükü Tepe'de Üst Eosen yaşı çökeller üzerine Neojen yaşı kaba taneli kırıntılar açısal uyumsuzlukla gelmektedir.

ABSTRACT: The study area, which is located on the southwestern part of the Sivas Tertiary Basin and its vicinity are characterized by the lithologies Cretaceous and Tertiary in age . The Upper Cretaceous aged Güneş opiolites , overlaid by the Tecer limestones of Upper Cretaceous Paleocene with a tectonic boundary, constitutes the basement. The Bozbel formation of Middle - Upper Eocene , represented by volcanic -rock interbeds at the low and sandstone and mudstone layers consisting of gypsum and celestite at the top overlies the older units with an angular unconformity. Above this the units which overlie each other with an angular unconformity in the order of bottom to top are ; Selimiye formation of Oligocene age which consist of evaporites and land clastics with celestite beds, Lower Miocene aged deposits represented by evaporite-riched land and marine sediments and most of the celestite beds, gypsum beds of Middle-Upper Miocene and finally the land deposits of Pliocene age.

The Battal Höyük Tepe celestite deposits occurred in the marine Bozbel formation of Middle-Upper Eocene through the process of basin closure in the Upper Eocene. Celestite deposits which are parallel to bedding have developed under the control of a northeast dipping asymmetric synclinal. They are observed as a main and a few veins on southern flank. Celestite deposits within the sandstone-siltstone carbonate mudstone succession occurred primarily by the precipitation and then mobilized to overlying and underlying units by effects of environmental fluids.

The thickness of celestite veins varies between 1 and 10 metres and their grade is about 40-85 % SrSO_4 . The overlying and underlying units, however, have uneconomical celestite contents. Celestite veins laterally change to siltstone and carbonate mudstones (locally breccia). On the Battalhöyük Tepe the coarse grained clastics of Neogene overlay the Eocene aged deposits with an angular unconformity.

45. TÜRKİYE JEOLOJİ KURULTAYI 1992 BİLDİRİ ÖZLERİ

SOĞUKÇERMİK (SİVAS İLİ) JEOTERMAL SİSTEMİ İLE SÖLESTİN OLUŞUMU ARASINDAKİ İLİŞKİ

THE RELATIONSHIP BETWEEN SOĞUKÇERMİK GEOTHERMAL SYSTEMS AND CELESTITE ORE DEPOSITS IN SİVAS

İsmail Hakkı KARAMANDERESİ
Remzi KILIÇDAĞI
Nevin KILIÇ

MTA, Ege Bölge Müdürlüğü, İZMİR
MTA, Orta Anadolu Bölge Müdürlüğü, SİVAS
MTA, Orta Anadolu Bölge Müdürlüğü, SİVAS

ÖZ: Sivas'ın 17 Km. KD'da yeralan Soğukçermik sahasındaki jeolojik istifte Karaçayır metamorfitesi, Refahiye ofiyolit karmaşığı, Gülandere Formasyonu, Kemah Formasyonu, Hafık Formasyonu, Zöhrep Formasyonu, eski ve yeni travertenler ve alüvyonlar ayrılmıştır.

Tersiyer öncesi birimler şariyajlı ve kıvrımlı, Tersiyer sedimanları ise ters faylı, kırıklı ve domsal yapıları gösterir. Gelişen tektonik yapı Kaf ve DAF arasındaki sıkışma tektoniği rejimi ile gelişen kırık hatlarında çok az yüzeylemiş, büyük yoğunluğu gömülü volkanik ve intrüfizelerin yer aldığı belirlenmiştir. Belirlenmiş volkanitler ve intrüfizler bölgedeki ıstıtu kayaları oluşturur.

Soğukçermik, Sıcakçermik ve yakın yörelerde yer alan çok fazlı travertenlerden yapılan analizlerde montmorillonit, çok az illit, yaygın, kalsit ve aragonit ile beraber hidrotermal akışkanlarının taşıdığı %0.03 Bor % 0.07-0.4 Baryum, % 0.15-1 den büyük Stronsiyum belirlenmiştir.

Ulaş, Battalhöyük, Bahçecik tepe, Kabalı ve Alişanağılı, sôlestin yataklarındaki cehver zonları ile yakınlarından görülen treverteşlerden yapılan analizlerde % 0.08. Bor. % 0.1-0.4 Baryum % 0.15-1 den büyük Stronsiyum belirlenmiştir.

Aktif jeotermal sistemleri, fosil, jeotermal sistemler ve Sôlestin yatakları, benzer jeolojik mineralojik ve kimyasal kompozisyonları gösterir. Sivas yöresindeki fosil jeotermal sistemler ile Sôlestin yataklarında yukarıdaki benzerlikleri gösterir.

Yukarıdaki veriler sonucunda Sivas sôlestin yataklarının hidrotermal kökenli oldukları saptanmıştır.

ABSTRACT: Soğukçermik geothermal field is located at 17 km distance from NE of Sivas. Geological formations in the area included Karaçayır metamorphics, Refahiye ofiolite, complex Gülandere formation, Kemah formation, Hafık formation, Zöhrep formation, old and new travertine, and alluvium.

Pretertiary formations are overthrust and folded, Tertiary formations are reverse faulted and faulted, they also show domes structures.

It was observed that intrusives in the area generally were located along pressure tectonic line between NAF and EAF some of these intrusives were outcrops. The studied extrusives and intrusives represent the heat-source in the area.

The travertines with varies phases around Soğukçermik, Sıcakçermik nearby were analysed. This analyses shown that they contain Montmorillonite, very little Illite, Calcite, aragonite, and Dolomite, and hydrothermal, fluid deposite, such as 0.03% Boron 0.078-0.4 % Barrium and more than 0.15-1 % Strontium minerals.

It is interesting to note that the analyses Celestite ore deposit and travertines around Ulaş, Battalhöyük, Bahçecik tepe, Kabalı and Alişanağılı also show 0.03% Boron, 0.1-0.4% Barrium, more than 0.15-1% Strontium.

Active geothermal systems, fossil geothermal systems and Celestite ore deposits have similar geologic, minerals and chemical composition. The fossil geothermal system in Sivas and Celestite ore deposits also shows similar composition above.

The results shows that celestite depositories in Sivas have hydrothermal origine.

SODA YATAKLARININ DÜNYA'DAKİ DAĞILIMI, OLUŞUMU, ORTAMLARI VE KULLANIM ALANLARI

WOLD'S DISTRIBUTION, FORMATIONAL ENVIRONMENTS AND CONSUMPTION, FIELDS OF SODA DEPOSITS

Cahit HELVACI Dokuz Eylül Üniversitesi, Mühendislik - Mimarlık Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, Bornova, İZMİR

ÖZ: Doğal sodyum karbonat minarelli (soda mineralleri) ya Tersiyer yaşı playa - göl tortuları içinde olmuş, gömülü fosil trona yataklarından yahutta güncel alkalin göl ve playaların salamuralarından elde edilmektedir. Dünya'da bilinen fosil yatakları, Wyoming'teki (ABD), Green River Formasyonu; Beypazarı'ndaki (Türkiye) Hırka Formasyonu ve Wucheng'teki (Çin) Wulidui Formasyonu içinde tespit edilmiştir. Soda içeren güncel alkalin göl ve playalar ise sırasıyla Searles Gölü (A.B.D) Magadi Gölü (Kenya), San Critobal Ecatepec Playası (Meksika), Sowa Pan Playası (Botswana) ve potansiyel olarak Van Gölü (Türkiye) bilinmektedir.

Fosil soda yatakları, ve güncel soda playa-gölleri genel olarak kita içi karasal, kurak veya yarı kurak çevresinde Na_2O 'ca zengin volkanik ve magmatik kayaçların yaygın olduğu, yüzey ve sıcak su kaynakları ile beslenen havzalarda evaporation sonucunda oluşmuş veya oluşmaktadır. Soda yatakları, coğunlukla şeyle veya bitümlü şeyle katmanlarıyla ardalanmalı olarak bulunur. Van gölü gibi derin olan göllerde ise soda konsantrasyonu yeterli düzeye erişemediğinden bu göllerden soda üretimi bugün için ekonomik değildir.

Soda ve soda külü, başlıca cam üretiminde Na_2O kaynağı birçok sodyumlu kimyasal maddelerin yapılmasında suların temizlenmesinde, kağıt üretiminde, demir cehverlerinden küükürlerin alınmasında ve birçok diğer alanda kullanım alanı bulunmaktadır. Soda külünün tuzlardan ve fosil trona yataklarından elde edilmesi gittikçe önem kazanmasına rağmen dünya üretiminin büyük bir kesimi 40'dan fazla ülkede 60 civarındaki fabrikada sentetik olarak solvay yöntemiyle üretilmektedir. Doğal yataklardan soda üretimi, başlıca A.B.D. Meksika ve Kenya'da yapılmaktadır. Sentetik soda üretimi ise başlıca S.S.C.B., İngiltere, Batı Almanya, Fransa, Çin, Bulgaristan ve Japonya'da yapılmaktadır. Yıllık dünya soda üretimi yaklaşık 30 milyon ton civarında Türkiye'de ise Mersin Soda Sanayi yılda ortalama 300.000. ton yapay, soda üretilmektedir. Bu üretmeye, Beypazarı doğal soda yatağından bir an önce üretim yapılarak, büyük oranda katkıda bulunulmalıdır.

ABSTRACT: Natural sodium carbonate minerals (soda minerals) are exploited commercially either by mining beds of buried fossil trona deposits formed in Tertiary playa-lake sediments or by extraction from the brines of recent alkaline lakes and playas. The known fossil deposits of the world are located within Green River Formation, Wyoming (U.S.A), Hırka Formation, Beypazarı (Turkey) and Wulidui Formation, Wu Cheng (Chine). Soda-rich recent alkaline lakes, and playas are as follows, Searles Lake (U.S.A), Lake Magadi (Kenya), San Critobal Ecatepec Playa (Mexico), Sowa Pan Playa (Botswana) and as future potential, Van Lake (Turkey).

In general, fossil, soda deposits and recent soda playa-lakes were formed or are presently forming by evaporation within intercontinental basins, in arid or semi-arid areas, fed partly by surface streams and partly by thermal springs, and surrounded by abundant Na-rich volcanic and magmatic, rock. Soda deposits alternate generally with shale and bituminous shale beds. Soda extraction from the deeper lakes, such as Van Lake, is not presently economical, as soda concentration has not yet reached to sufficient level.

Soda and soda ash are used as a source of Na_2O in glass manufacture, in the production, of various sodium chemicals, in water treatment, paper production, iron desulfurization, and many other uses. Although, production from brines and fossil trona deposits is becoming increasingly important, the bulk of the world's soda ash is produced synthetically by some 60 solvay plants, in more than 40 countries. Soda production from natural deposits are mainly limited to U.S.A., Mexico and Kenya. Major soda producers by solvay plants are mainly U.S.S.R., U.K., West Germany, France, Bulgaria, and Japan.

Annual soda production of the world is approximately 30 million tons, whereas Mersin Soda Industry In Turkey Produces, annually, approximately 300.000. tons soda ash by solvay plant. It must be contributed to Turkey's annual soda ash capacity by production from the Beypazarı natural deposit in the nearest future.

BOLU MASİFİNİN KAMBRİYEN-TERSİYER YAŞLI ÖRTÜ KAYAÇLARINDA SEDİMANTER VE DÜŞÜK DERECELİ METAMORFİK KİLLERİN MİNERALOJİK VE JEOKİMYASAL İNCELENMESİ

MINERALOGICAL AND GEOCHEMICAL STUDY OF SEDIMENTARY AND LOW GRADE METAMORPHIC CLAYS IN THE CAMBRIAN-TERTIARY COVER ROCKS OF BOLU MASSIVE

Hüseyin YALÇIN Cumhuriyet Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, Sivas
 Orhan CERİT Cumhuriyet Üniversitesi, Çevre Mühendisliği Bölümü, Sivas

ÖZ: Bolu masifinin kristalin kayaçları üzerinde Kambriyen-Alt Devoniyen yaşlı epimetamorfik, Orta Devoniyen yaşlı ankimetamorfik ve Üst Kretase-Paleojen yaşlı sedimanter kayaçlar yer almaktadır. Kambro-Ordoviziyen yaşlı metaklastiklerin egemen kil mineralleri, diyabantit türü trioktaedral kloritler ve sudoit türü di-trioktaedral kloritlerdir. Bunlardan sudoit, bu çalışma kapsamında Türkiye'de ilk defa belirlenmiş olup çok düşük dereceli metamorfizmanın tanımlanmasında tipik bir mineraldir. Ordo-Silüriyen yaşlı metaklastiklerde, Alt Devoniyen yaşlı sleyt-filitlerde ve Orta Devoniyen yaşlı dolomitik kireçtaşlarında illit en bol bulunan kil mineralidir. Illitler, Paleozoyik yaşlı serilerde ideal muskovit bileşimine yakın kimyasal özellikler ve kristaliniteler taşımaktayken, daha genç birimdekiler açık illit bileşimindedirler. Üst Kretase yaşlı epiklastik kayaçlarda $^{14}S-^{14}C$, Kretase-Paleojen yaşlı epiklastik-piroklastik ve karbonat kayaçlarında dioktaedral smektitler (montmorillonit, Fe baydelit) ve trioktaedral smektitler (Al-Fe saponit) karakteristik kil minerallerini temsiletmektedir. Ayrıca, Bolu masifi çevresinde gözlenen dolomit minerali ve/veya Mg'lu kil mineralleri Paleosen'in tabanını karekterize edebilir gözükmektedir.

Kil mineralllerinin bu kronostratigrafik değişimleri ve dönüşümleri, Üst Kretase-Paleojen'in düşük dereceli diyajenez (sağ gömülme), Orta Devoniyen'in yüksek dereceli diyajenez/ankimetamorfizma (derin gömülme), ve Kambriyen-Alt Devoniyen'in düşük dereceli metamorfizma koşullarına sahip olduklarına işaret etmektedir. Diğer bir ifadeyle, kil mineralllerinin bu dikey dağılımları Üst Kretase-Paleojen'de klastik sedimentasyon ve yüzeysel çözelti kimyası, Paleozoyik'te gömülme derinliği ile ilişkili artan basınç-sıcaklık koşulları tarafından netleşmiştir.

ABSTRACT: Epimetamorphic rocks of Cambrian-Lower Devonian age, anchimetamorphic rocks of Middle Devonian age and sedimentary series of Upper Cretaceous-Paleogene age are situated on the crystalline rocks of Bolu massive. The dominant clay minerals of Cambro-Ordovician metaclastics are both diabantite type of trioctahedral chlorites and sudoite type of di-trioctahedral chlorites. Sudoite from these chlorites is firstly detected within the scope of this study in Turkey and is a typical mineral determining the very low grade metamorphism. Illite is found as the most abundant clay mineral in the Ordo-silurian metaclastics, Lower Devonian slate-phillite and Middle Devonian dolomitic limestones. Illites have both chemical features and crystallinity close to ideal muscovite composition in the Paleozoic series, but those of younger units are expandable illitic composition. The $^{14}S-^{14}C$ mixed-layer in the epiclastic rocks of Upper Cretaceous age, dioctahedral smectites (montmorillonite, Fe beidellite) and trioctahedral smectites (Al-Fe saponite) in the epiclastic-pyroclastic and carbonate rocks of Cretaceous-Paleogene age represent the characteristic clay minerals. In addition, dolomite and/or Mg-clay mineral observed in the surroundings of Bolu massive may be appeared to characterize the basal of Paleocene.

These chronostratigraphic variations and transformations of clay minerals point out that Upper Cretaceous-Paleogene has low grade diagenesis (shallow burial), Middle Devonian has high grade diagenesis/anchimetamorphism (deep burial) and Cambrian-Lower Devonian has low grade metamorphism conditions. In other words, these distributions of clay minerals were controlled by the clastic sedimentation and surface solution chemistry and by the pressure-temperature conditions in relation to the increased depth of burial in the Paleozoic.

KARMA JEOLOJİ OTURUMU

BATI ANADOLU BÖLGESİ RİYOLİTİK CAMSİ KAYAÇLARININ YAPI GEREÇLERİ AÇISINDAN KULLANILMA OLANAKLARI

**EVALUATION POSSIBILITIES OF WESTERN ANATOLIAN RHYOLITIC GLASSY ROCKS AS A
CONSTRUCTION RAW MATERIALS**

İsmet ÖZGENÇ Dokuz Eylül Üniversitesi, Mühendislik-Mimarlık Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü,
Bornova, İZMİR

ÖZ: Batı Anadolu'da orta ve üst Miyosende etkili olan volkanik işlev, genellikle andezit ve bazalt türündeki volkanitlerin yanısıra riyolit ve riyodasit türündeki asit volkanitlerin de gelişimine neden olmuştur. Başlıca Menderes, Demirciköy, Zeytindağ, Dikili ve Foça yörelerinde yaygın olarak gözlenen asit volkanitler, normal riyolitlerin yanısıra perlit, pekştan ve obsidyen türündeki camsı türevleri de içerirler.

Bu çalışmanın ağırlığını oluşturan Foça yöresi camsı kayaçları petrografik, kimyasal ve genleşme özellikleri özelliklerinden değerlendirdilmiştir. Camsı kayaçlar riyolitik bileşimde olup yüksek oranda Si ve H₂O içerirler ve bu nedenle pekştan olarak tanımlanmıştır. Perlilik doku karakteristik olmakla beraber bu kayaçların perlit özelliği göstermedikleri saptanmıştır.

ABSTRACT: Volcanic activity effected in the Western Anatolia creates andestie, and basalt together with rhyolite and riyodasite type of acidic volcanites and their glassay forms such as perlite, pitchstone and obsidian.

The glassy rocks are generally outcropping in Dikili, Foça, Menderes, Zeytindağ and Demirciköy areas.

Glassy rocks in Foça area which is given more emphasize in this study has been evaluated from the point of view of petrographic, chemical and expansion properties. Glassy rocks are in rhyolitic composition and due to they contain high Si and H₂O, they are called riyolitic pitchstone.

The pitchstones show perlitic texture nevertheless they have no perlite properties.

ACIGÖL (SOFULAR-AKSARAY) ALANININ JEOTERMAL ENERJİ OLANAKLARI**GEOTHERMAL ENERGY POSSIBILITIES OF THE ACIGÖL AREA (SOFULAR-AKSARAY)**

Erdoğan ÖLMEZ	MTA Genel Müdürlüğü, En. Ham. Et, ve Ar. Dai., ANKARA
Adem AKBAŞLI	MTA Genel Müdürlüğü, Or.An. II. Böl. Müdürlüğü, KONYA
A.İhsan GEVREK	MTA Genel Müdürlüğü, En. Ham. Et. ve Ar. Dai., ANKARA
Ş.Nihal AYDIN	MTA Genel Müdürlüğü, MAT Dai., ANKARA
Tuncay ERCAN	MTA Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, ANKARA
Nazım YILDIRIM	MTA Genel Müdürlüğü, En. Ham. Et. ve Ar. Dai., ANKARA

ÖZ : Acıgöl Jeotermal alanı Aksaray'ın 60 km. kuzeybatısındadır.

Bölgедe temeli Keltepe formasyonuna (Pre-Mesozoyik) ait gnays, kuvarsit ve mermerler oluşturmaktadır. Metamorfikler üzerine açısal uyumsuzlukla Uzunkaya formasyonuna (orta-üst Miyosen) ait tuf, tüfit, kireçtaşlı, kumtaşı, konglomera birimleri gelmektedir. Bu birimler de Pliyocene ait, sırasıyla alttan üste doğru, Selime tufu, Kızılıkaya ignimbriti, Kulaklıdağ volkanitleri ve Göllüdağ volkanitleri (Pliyo-Kuvatner), Gösterli bazaltı ile örtülmektedir.

Orta Miyosen'den itibaren Acıgöl volkanik çıkış merkezinden şiddetli patlamalarla yükselen piroklastikler birikerek bir koni oluşturmuşlardır. Daha sonra kraterin çökmesi ile Sofular-Acıgöl kalderası meydana gelmiştir.

Acıgöl volkanik çıkış merkezinde gözlenen ring fayının güney uzantısı boyunca yaygın sıcak su kaynakları (25-65° C) ile birlikte kayaçlarda çeşitli alterasyonlar gözlenmektedir.

Acıgöl volkanik çıkış merkezinde çöküntü oluşmadan önce alanın güneyinde Narköy vadisi boyunca boşalım yapan jeotermal akışkan, çöküntünün oluşması ile meydana gelen Acıgöl volkanik çıkış merkezi içinde oluşan ring fayı boyunca boşalım yapmaya başlamıştır.

Sofular- Acıgöl volkanik çıkış merkezi çöküntüsü içinde yer alan gölün kenarında ve içinde doğal gaz çıkışları gözlenmiştir. Suyun içinde kabarcıklar şeklinde çıkan gazlardan alınan örneklerden yapılan kimyasal analizlerde bunların bileşimlerinin büyük bir kısmının CO₂ (%99) olduğu saptanmıştır. Yapılan izotop çalışmalarında ise CO₂ örneklerindeki karbon izotopik oranı (13 C / 12 C) ölçülümiş ve % 0,1 olarak bulunmuştur. Ayrıca kapsadıkları Helyum gazı açısından (3 He / 4 He) ölçümleri yapılarak 6.48 X 10⁻⁶ değeri bulunmuştur, bu değer bize çıkan gazların manto kökenine yakın orijinli olduklarını göstermektedir.

Bölgедe yapılan jeoloji , jeofizik, jeokimyasal ve sığ sondajlı çalışmalar sonucunda elde edilen verilere göre, sahada yapılabilecek derin sondajlarla daha yüksek sıcaklıklarda akışkan eldesi mümkün görülmektedir.

Elde edilecek jeotermal akışkanın sera ve kent ısıtmacılığı, turistik ve sağlık tesislerinde kullanılması olanağıdır.

ABSTRACT: Acıgöl Geothermal area is located 60 km . to the NW of Aksaray .

In the area basement represented by Keltepe formation which is consist of gneiss ,quartzite and marbles.Metamorphics are overlaid by Uzunkaya formation which is consist of tuff, tuffite limestones.All those units are overlaid by Pliocene aged Selime tuff,Kızılıkaya ignimbrite, Kulaklıdağ volcanic sand also by Göllüdağ volcanics(Pilo-Quaternary), Gösterli basalt (Quaternary).

By the Middle Miocene, the pyroclastics,erupted vigorously from the center of Acıgöl volcano ,have accumulated and formed a conical shape. Late after crater's collapse Sofular -Acıgöl volcanic eruption center formed.

In Acıgöl volcanic eruption center along the south extend of the ring fault ,widespread thermal springs (26 C-65° C)together with various alterations on the rocks has been monitored.

The geothermal fluid,upflowed along the Narköy valley in the south of the area ,before the collapse of the Acıgöl eruption center,later started to upflow along the ring fault which occurred in the Acıgöl volcanic center.

Natural gas emmissions has been observed in and round collapse lake of Sofular -Acıgöl volcanic eruption center.

Samples taken from the gases which looked as bubbles in the lake have been analized, and determined that the majority of the gases are CO₂(99 %).

Also with the helium content point of view, the helium gas measurements (3He /4He) has been carried out and 6.48 x 10⁻⁶) value has obtained, amount of emitted gases indicates that the mantle nearby origin.

Results obtain from the geological, geophysical,geochemical and slim drill works has concluded that it seems possible to obtain fluids with geological, temperatures if the deeper drillings is carried out in the area .

Geothermal fluid produced from the geothermal field can be used in the heating of greenhouses and houses ,in touristic and health buildings.

AĞAÇÖREN (AKSARAY) MAGMATİK KAYAÇLARININ JEOLOJİSİ VE PETROGRAFİSİ

GEOLOGY AND PETROGRAPHY OF AĞAÇÖREN (AKSARAY) MAGMATIC ROCKS

Yusuf Kağan KADIOĞLU Ankara Üniversitesi Fen Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, ANKARA
Nilgün GÜLEÇ Orta Doğu Teknik Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, ANKARA

ÖZ: Ağaçören (Aksaray) mağmatik kayaçları Kırşehir masifi intrüzif topluluğuna ait olan ve Tuz Gölü'nün doğusunda yüzeyleyen büyük bir sokulum kütlesinin bir parçasıdır. Çalışma, bu mağmatik kayaçların jeoloji ve petrografisi ile ilgilidir.

Çalışma alanında, Çokumkaya gabrosu, Ağaçören granitoidi ve Kurtkaya bazaltı olarak üç ana kayaç birimi ayırt edilmiştir. Çokumkaya gabrosu Ağaçören granitoidinin tepesinde şapka şeklinde yüzeylemektedir. Çalışma alanında ultramafik kayaçların bulunmaması, Çokumkaya gabrosunun tektonik yerleşimli bir ofiyolitik topluluğuna bağlı olmamayıp, Ağaçören granitoidi içerisinde tavan blokları şeklinde izlenen daha yaşlı bir gabro kütlesi olabileceğini ima etmektedir. Ağaçören granitoidi, yaşıdan gence doğru, granit, porfiri granodiorit ve alkali-feldspat granit olmak üzere üç altı birime ayrılmaktadır. Granit, çalışma alanındaki hakim kayaç birimidir ve koyu renkli, oval şekilli anklavlara içermesiyle karakterize edilmektedir. Kurtkaya bazaltı en genç birim olup, küçük bir alanda dayklar şeklinde yüzeylemektedir.

Granit içerisinde anklavlara yer olması, Ağaçören granitoid kütlesindeki diğer alt birimlerinden ayrılması kolaylaştırılmıştır. Bu anklavlara, ince taneli bir dokuya sahip olup dioritik bileşimdedirler.

ABSTRACT: The Ağaçören (Aksaray) magmatic rocks comprise part of a large plutonic body which is exposed to the east of Tuz Gölü and which belongs to the intrusive suite of the Kırşehir massif. The present study is concerned with the geology and petrography of these magmatic rocks.

Three major rock units are differentiated in the study area, namely, the Çokumkaya gabbro, Ağaçören grantoid and the Kurtkaya basalt. The Çokumkaya gabbro crops out, at the top of the hills, as a cap on the Ağaçören granitoid. The absence of ultramafic rocks in the study area suggests, although not necessarily, that the Çokumkaya gabbro may represent an older gabbroic body observed as roof pendants within the Ağaçören granitoid, rather than the slices of a tectonically emplaced ophiolitic suite. The Ağaçören granitoid is further differentiated into three subunits, from the oldest to the youngest, as the granite, granodiorite prophyry and the alkali-feldspar granite. The granite is the predominant rock unit in the study area and is characterized by the presence of dark coloured, oval shaped enclaves. The Kurtkaya basalt is the youngest unit and is exposed as dykes over a small area.

The presence of the enclaves in the granite make it easy to differentiate the granite from the other subunits of the Ağaçören granitoid rocks. These enclaves are fine grained and dioritic in composition.

**DOĞU KARADENİZ BÖLGESİNDEN KARSTLAŞMA SONUCU OLUŞAN MAĞARALAR. BİR
ÖRNEK: KARACA MAĞARASI**

CAVES FORMED AS A RESULT OF KARSTIFICATION IN THE EASTERN BLACK SEA
REGION. AN EXAMPLE: KARACA CAVE.

Remzi DILEK	K.T.Ü. Jeoloji Mühendisliği Bölümü, TRABZON
Ali VAN	K.T.Ü. Jeoloji Mühendisliği Bölümü, TRABZON
Suat BOYNUKALIN	K.T.Ü. Jeoloji Mühendisliği Bölümü, TRABZON
Bülent YALÇINALP	K.T.Ü. Jeoloji Mühendisliği Bölümü, TRABZON
Erol ÖZER	K.T.Ü. Jeoloji Mühendisliği Bölümü, TRABZON
Şükrü ERÜZ	K.T.Ü. Jeoloji Mühendisliği Bölümü, TRABZON

ÖZ: Doğu Karadeniz Bölgesinde yaygın olarak bulunan Jura-Kreatase yaşı karstik kireçtaşlarında çok sayıda mağara yer almaktadır. Bu mağaralar genellikle Bayburt, Gümüşhane ve Trabzon yörelerinde yaygın olarak bulunurlar. Örnek olarak incelenen Karaca mağarası Gümüşhane ilinin Torul İlçesi Karaca Köyü yakınında Dogger-Malm yaşı kireçtaşları içinde yer alır.

Karaca mağarası birbirileyle bağlantılı 5 odadan oluşmuştur. Toplam uzunluğu yaklaşık 200 m. olup, tavan yüksekliği maksimum 20m.'ye varmaktadır. Mağara oluşumu büyük ölçüde faylar tarafından kontrol edilmiştir. Su analizleri sonucu mağara sularının Kalsit yönünden aşırı doygun durumda oldukları anlaşılmıştır. Bu nedenle Karaca mağarasında sarkıt ve dikit oluşumu günümüzde de devam etmektedir.

ABSTRACT: Many caves have been formed within karstic limestones of Jurassic age extensively distributed in the region of Eastern Black Sea. These caves are generally located around Bayburt, Gümüşhane and Trazon area. Karaca cave, studied as an example, is formed in Dogger - Malm limestones near Karaca Village between Torul and Gümüşhane.

The Karaca cave has five rooms connected with each other. Its total length is approximately 200 ms. Its maximum height from the bottom up to top is about 20 ms. The formation of the Karaca cave is controlled by faults. The waters of Karaca cave are supersaturated with respect to calcite and also stalagmites and stalactites formation has been going on at the present.

KONFERANSLAR OTURUMU

ANADOLU'NUN TETİS KENETLERİNE İLİŞKİN TARTIŞMALARA ANALİTİK BİR YAKLAŞIM AN ANALITICAL APPROACH TO CONTROVERSIES IN TETHYAN SUTURES OF ANATOLIA

Metin ŞENGÜN, MTA Genel Müdürlüğü, Maden Analizleri ve Teknoloji Dairesi, ANKARA

ÖZ: Anadolu'nun Tetis kenetleri ve kıtasal parçalarına ilişkin sorunlar ve tartışmalı konular aşağıdaki alt başlıklar altında tartışılacaktır.

1. Neotetis'in kuzey kolunun varlığı.
2. Karakaya ve Akgöl Sm.nu pasif mi yoksa aktif bir kıta kenarında mı çökelmiştir?
3. Karadeniz'in Permo-Triyas'tan itibaren riftleşmeye başladığı düşüncesinin gerekçeleri.
4. Torid-Anatolid platformunun Kretase'ye kadar Afrika'ya bağlı olduğu görüşüne karşı, Doğu Akdeniz'de (ve Doğu Toroslara doğru devamında) Erken Triyas'ta başlayan riftleşme.
5. Bitlis/Pütürge masiflerinin Neotetis'e bağlı konumu.
6. Doğu Anadolu 50 km. kalınlıkta bir eklenî prizması mıdır?
7. Kırşehir blokunun kopma ve çarpışma yaşı.

ABSTRACT: Controversial aspect of Tethyan sutures and continental blocks of Anatolia will be discussed under the following subtitles.

1. Existence of northern strand of Neotethys.
2. Karakaya (Akgöl) formation was deposited on an active versus passive margin.
3. Reasons for Permo-Triassic rifting of the Black Sea.
4. Trivssic versus Cretaceous age of rifting of eastern Mediterranean and its extention to eastern Taurids.
5. Geographic setting of Pütürge/Bitlis masses relative to Neotethys.
6. Is Eastern Anatolia a 50 km. thick accretionary prism?
7. Age of detachment and collision of Kırşehir block.



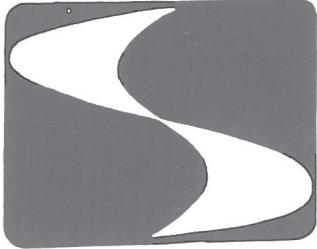
MADEN KANUNU VE KARŞILAŞILAN SORUNLAR

TURKISH MINING LAW AND THE PROBLEMS ENCOUNTERED IN PRACTISE

Faruk ÇALAPKULU Dokuz Eylül Üniversitesi, Mühendislik-Mimarlık Fakültesi, Jeoloji Mühendisliği
Bölümü, Bornava, İZMİR

ÖZ: Maden Kanununun Osmanlı İmparatorluğu ve Türkiye Cumhuriyeti dönemlerinde geçirdiği evrimine de-
ğinilen bu çalışmada, 3213 Sayılı Medeni Kanunun uygulamasında karşılaşılan idari, mali ve teknik sorunlar ir-
delenmiştir. Sorunların çözümü için alınması gereken önlemler, çıkartılması gereken yasalar ve teşkilatta yapılm-
ası gereken düzenlemelerde yaklaşım sağlanmıştır.

ABSTRACT: The evolution of the Turkish Mining Law during the Ottoman Empire and Republican periods, is reviewed. The administrative financial and technical problems encountered in application of the mining law (No:3213) are discussed, and proposals and approaches are made towards the solution of these problems, in order to make new laws and to reorganize the administration



ZEMİN ETÜDLERİ VE LABORATUVAR DENEYLERİ
JEOLojİK VE HİDROJEOLojİK ARAŞTıRMALAR
TEMEL-SU VE MADEN SONDAJLARI
KAYA VE TOPRAK SEVLERİN KORUNMASI
ANKRAJLAR-DRENAJLAR-DERİN KAZILAR
TEMELLER-TÜNELLER-ENJEKSİYON
ÖZEL GEOTEKNİK KONULAR

SUBSOIL INVESTIGATIONS AND LABORATORY TESTING
GEOLOGICAL AND HYDROGEOLOGICAL SURVEYS
CORE AND WATER WELL DRILLING
SLOPE PROTECTION AND ANCHORAGES
DEWATERING AND DEEP EXCAVATIONS
FOUNDATIONS-GROUTING-TUNNELS
SPECIAL GEOTECHNICAL INVESTIGATIONS

KENNEDY CADDESİ 148/1-2 Gaziosmanpaşa/ANKARA
Tel : (4) 426 35 95-428 23 64
Fax : (4) 467 3978 Telex :46110