

ORTA TOROSLARIN BATI KESİMİNDEKİ TEMEL KAYALARI VE ALT PALEOZOYİK ÖRTÜLERİNİN KORELASYONU

CORRELATION OF THE BASEMENT ROCKS AND LOWER PALEOZOIC COVERS OF THE WESTERN PARTS OF THE CENTRAL TAURIDES

Semih GÜRSU*, Hüseyin KOZLU**, M. Cemal GÖNCÜOĞLU***, Necati TURHAN****

*MTA Genel Müdürlüğü, MAT Dairesi, Ankara

** Türkiye Petrolleri Anonim Ortaklığı, Arama Grubu, Ankara

*** Orta Doğu Teknik Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, Ankara

**** MTA Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi, Ankara

ÖZ

Orta Torosların batı kesiminde, Isparta Dirseğinde, Sandıklı yöresinde, Sultandağlarında ve Afyon kuzeyindeki alanlarda, farklı tektonik dilimlerde Erken Paleozoik ve öncesi yaşı birimler yer almaktadır. Bir bölümü Geyikdağı Birliği içerisinde değerlendirilen bu birimlerde, Karacahisar Kubbesindeki (Eğirdir) İki, Sultandağları kesimindeki İki ve Sandıklı bölgesinde Afyon kuzeyindeki İki istif karşılaştırmalı olarak incelenmiştir.

Karacahisar Kubbesinde İncedere Tektonik Dilimindeki temel kayaları (Sarıçık formasyonu) Erken Kambriyen yaşta olup, meta-kumtaşı ile meta-silttaşı ardalanması ile temsil edilen Sarıçık üyesi ile başlar ve alacalı renkli meta-kumtaşı ve kuvarsit olan Kocaoşman üyesi ile devam eder. İki üye arasında yer alan çakılı seviye, yanal devamlılığı olmayan bir kanal dolgusu niteliğinde olup. Prekambriyen-Kambriyen arası uyumsuzluğa karşılık gelmez. Çökelim, uyumlu olarak Orta Kambriyen yaşlı Çaltepe Formasyonu ve Geç Kambriyen - Orta Ordovisiyen yaşlı Seydişehir Formasyonu ile devam eder. Bu birimler, Mesozoyik istifleri tarafından örtülü. Bu alanın hemen doğusunda, Eldere Tektonik Diliminde temelde diyabaz dayları ile sıkça kesilmiş metakarınıtlı kayalardan oluşan Bozburun Şistleri yer alır. Bu birim, Alt Karbonifer istifleri ile üzerenlerini.

Sandıklı bölgesinde; Geç Prekambriyen yaşlı Sandıklı Temel Kompleksi ve Erken Paleozoik yaşı örtü birimleri yer almaktadır. Örtü birimlerinin tabanını oluşturan Alt Kambriyen yaşlı Gögebakan formasyonu, Sandıklı Temel Kompleksini çökel ilişkili bir dökünak boyunca uyumsuz olarak üzerlermektedir. Birim, üstte doğru sırası ile Hüdai Formasyonunun silisiklastik kayalarından oluşan Celiloğlu üyesi ve Örenkaya Kuvarsit üyesine geçer ve çökelim birbiri ile uyumlu olan Çaltepe ve Seydişehir formasyonları ile sürer.

Sultan dağlarında yüzeylenen iki farklı tektonik birliğe ait temel kayaları, kayatürü olarak kendi içinde ve diğer alanlarda yer alan birimlerle farklılık sunmaktadır.

Afyon kuzeyinde ise temel kayaları metamorfik olup, Erken Paleozoik yaşı örtü birimlerini içermezler.

Karacahisar Kubbesi ve Sandıklı yörelerindeki farklı tektonik dilimlerde yer alan birimlerden; Bozburun Şistleri ile Sandıklı Temel Kompleksi birimleri; Erken Kambriyen yaşlı Hüdai Formasyonu Celiloğlu üyesi ile Sarıçık formasyonunun Sarıçık üyesi; Hüdai Formasyonu Örenkaya Kuvarsit üyesi ile Sarıçık formasyonu Kocaoşman üyesi stratigrafik, kayatürü özelliklerini ve oluşum ortamları bakımından korrele edilebilir.

İncelenen alanlarda temel kayaları arasındaki farklılıklar, Erken Kambriyen çökelmanının Panafrikan temelinin değişik bölümleri üzerinde gelişmiş olabileceğini göstermektedir.

Anahtar Kelimeler : Pan-Afrikan Temel, Erken Paleozoik Örtü, Isparta Büklümü, Stratigrafi, Korelasyon

ABSTRACT

In western part of the Central Taurides in Isparta, Sandıklı, Sultan Dağları and northern Afyon areas pre-Lower Paleozoic rocks and their basement occur in different tectonostratigraphic unit. From these, two sections in the Karacahisar Dome (Eğirdir), one section in the western Sultan Dağları and one section in the Sandıklı area of the Geyikdağı Unit together with one section from the Bolkar Dağı/Aladağ unit in eastern Sultan Dağları area and one section from the Bolkar Dağı unit in northern Afyon area had been correlated.

The lowermost unit (Sarıçık formation) in İncedere Tectonic Unit of the Karacahisar Dome comprises an alternation of metasandstone-metasiltstone (Sarıçık member) followed by varigated metasandstones and quartzite of Kocaoşman member. The intervening conglomeratic band is a discontinuous channel conglomerate and does not correspond to the Precambrian unconformity. Upward the succession is conformably followed by Middle Cambrian Çaltepe and Upper Cambrian-Middle Ordovician Seydişehir formations, respectively. The Mesozoic units overlie the succession. To the east, within the Eldere Tectonic Unit the basement is represented by metaclastic rocks cut by basic volcanic dykes (Bozburun Schists), overthrust by Lower Carboniferous successions.

In Sandıklı area, included to the Homa-Akdağ sub-unit of Geyik Dağı unit, the Late Precambrian basement is represented by the Sandıklı Basement Complex with metaclastic and felsic igneous rocks and their Lower Paleozoic sedimentary cover. The oldest cover unit is the Early Cambrian Gögebakan formation, which disconformably overlies the basement. It is conformably overlain by the Hüdai Formation, including a lower member (Çeliloğlu) of slightly metamorphic sandstones-siltstones and an upper member (Örenkaya Quartzite) with sandstones and quartzites, followed by the Çaltepe and Seydişehir formations.

The Precambrian low-grade metamorphic basement rocks in Sultan Dağları and Bolkar Dağı/Aladağ tectonic units in Sultan Dağları area differ from each other and are covered by Devonian sediments. The basement rocks in northern Afyon area are similar to the Precambrian rocks in Sandıklı area but differ in the intensity of metamorphism and do not include Lower Paleozoic cover rocks.

The basement rocks in Eldere (Bozburun Schists), Sultan Dağları (Gökölük formation), Homa-Akdağ (Sandıklı Basement Complex) sub-units of the Geyikdağı Unit as well as in the Bolkardağ (northern Afyon) and Bolkar Dağı/Aladağ (Doğanhisar) units are representative for the Panfrican basement of the Taurides. Their differences in grade of metamorphism and lithology are ascribed to differences in their original setting within the Tauride-Anatolide Platform and to differences in the erosional level during the Early Cambrian transgression. The Sarıçık and Kocaoşman members of the Sarıçık formation in the İncedere Tectonic Unit correspond to the Celiloğlu and Örenkaya members of the Lower Cambrian Hüdai Formation. In all these tectonic units of the Geyik Dağı unit, the Lower Paleozoic cover is identical and suggests a deposition within the same basin.

Key words : Pan-African Basement, Early Paleozoic Cover, Isparta Angle, Stratigraphy, Correlation.

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

1. GİRİŞ

Orta ve Batı Torosların birleştiği bölgede farklı tektonostratigrafik birliklerdeki Alt Paleozoyik ve öncesi temel birimleri Torosların ayırtman stratigrafi ve tektonik özelliklerini taşımaktadır. Bunlardan Sandıklı, Eğirdir, Afyon ve Sultandağlarında yer alanlar ayrıntılı olarak incelenmiştir (Şekil 1).

Toros-Anatolit Kuşağına ait Prekambriyen yaşı temelin genelde başlıca yüksek dereceli metamorfik kompleksler ile temsil edildiği, ancak Afyon KB (Sandıklı) bölgesinde düşük dereceli metamorfizma geçirmiş volkanik birlikler ve sedimanter/volkanik dizilerin yer aldığı bir çok araştırcı tarafından öne sürülmüştür (Öngür, 1973; Gutnic ve diğ., 1979; Kroner ve Şengör, 1990; Özgül ve diğ., 1991; Dean ve Özgül, 1994; Kozlu ve Göncuoğlu, 1995, 1997; Gürsu ve Göncuoğlu, 2001; Gürsu, 2002). Benzer birimlerin Eğirdir ve civarında (Brunn ve diğ., 1971; Dumont, 1972; Dumont ve Lys, 1973; Dumont ve Kerey, 1975; Dumont, 1978; Şenel ve diğ., 1992, 1996), Afyon yöresinde (Göncuoğlu ve diğ., 2001) ve Sultandağlarında (Haude, 1968; Özgül ve diğ., 1991) gözlendiği öncel çalışmalarla belirlenmiştir. Ancak, temel birimlerinin üst sınırları, örtü-temel ilişkileri, birimlerin ge-

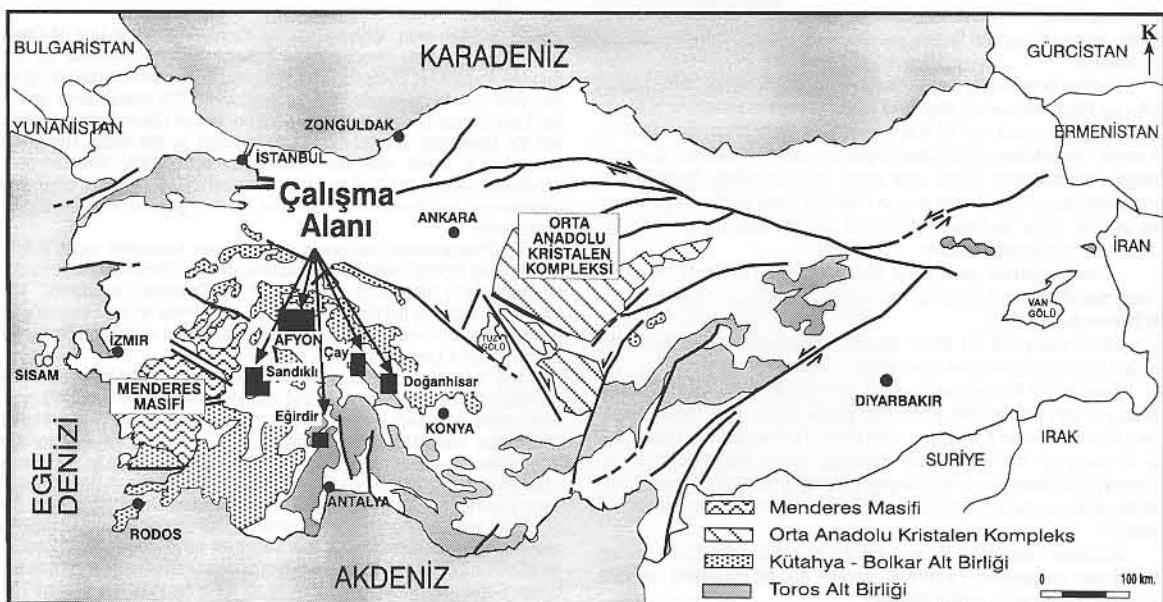
nel yaş konağı ve benzeri konularda bir fikir birliği sağlanamamıştır. Bu konulara Toros kuşağı boyunca bütünsellik içinde ilk yaklaşım Kozlu ve Göncuoğlu (1997) tarafından yapılmıştır. Daha sonraki yıllarda ise, Sandıklı bölgesinden başlanarak çevreye doğru genişletilen arazi çalışmalarında yeni bulgular sağlanmıştır.

Bu çalışmada, Eğirdir güneybatisında Karacahisar Kubbesi içerisinde, Sandıklı bölgesinde, Afyon kuzeyinde ve Sultandağlarında farklı tektonostratigrafik birimlerde yüzeylenen temel kayalar ile bunların Alt Paleozoyik örtülerinin stratigrafik ve kayatürü özelliklerine ilişkin yeni bulgular sunulacak ve bu birimlerin korelasyonu yapılacaktır.

2. EGİRDİR (ISPARTA GD) BÖLGESİ BİRİMLERİN İSTİF VE KAYATÜRÜ ÖZELLİKLERİ

2.1 İncedere Tektonik Dilinimi

Eğirdir (Isparta GD) bölgesinde yer alan Pan Afrikan temel, Erken Paleozoyik yaşı temel ve Mesozoyik örtüye ait kayalar, Özgül (1976) tarafından Geyikdağı Birliği; Şenel ve diğ. (1996) tarafından ise Beydağları-Karaca-



Şekil 1 : İnceleme alanı ve Toros Kuşağında izlenen birlikler (Göncuoğlu, 1997'den düzenlenmiştir)

Figure 1 : Location of the investigated area and the tectonic terranes in the Tauride Belt (from Göncuoğlu, 1997)

hisar otoktonu olarak değerlendirilmektedir. Bu bölgede yapılan öncel çalışmaların hepsinde iki farklı Paleozoyik temelden bahsedilmektedir. Bu temel kayaları, stratigrafik ve karyatürü özellikleri bakımından farklılık gösteren "Sarıçicek Şistleri" ve "Bozburun Şistleri" olarak tanımlanmıştır (Brunn ve diğ., 1971; Dumont, 1972; Dumont ve Lyns, 1973; Dumont ve Kerey, 1975; Dumont, 1978). İnceleme alanında gözlenen bu farklı iki temele ait kayalar Şenel ve diğ. (1992, 1996) tarafından İncedere ve Eldere Tektonik Dilimleri adı altında tanımlanmıştır. Eldere Tektonik Dilimi, İncedere Tektonik Diliminin Triyas örtüsü üzerine itilmelidir. Bunlardan İncedere Tektonik Diliminde Sarıçicek formasyonu görünür temeli oluşturmaktır ve Erken-Geç Kambriyen yaşılı Çaltepe Formasyonu tarafından uyumlu olarak üzerlenmektedir. İnceleme alanında dar bir alanda yüzeylenen Geç Kambriyen - Orta Ordovisiyen yaşılı Seydişehir Formasyonu ile devam eden istif, Mezosoyik yaşılı örtü birimleri ile tektonik olarak üzerlenmektedir (Şekil 2). İlyaslı Tepe kuzey yamacında Triyas-Jura-Kretase'yi kapsayan örtü birimlerinden oluşan tektonik dilinin tabanında Karbonifer'e ait bir birimi de kapsadığı görülmüştür.

2.1.1 Sarıçicek Formasyonu

Tanım ve Ad: Bu birim Dumont ve Kerey (1975) tarafından "Sarıçicek Şistleri" olarak tanımlanmıştır. Dumont (1976, 1978) Sarıçicek Şistlerinin, Kocaosman serisi tarafından uyumlu olarak üzerlendiğini belirtmiştir. Buna karşılık Şenel ve diğ. (1992, 1996) birimin Kocaosman formasyonu ile uyumsuz olarak üzerlendiğini ve istifin, Çaltepe ve Seydişehir formasyonları ile uyumlu olarak devam ettiğini belirtmişlerdir. Bu çalışmada, Sarıçicek Şistleri ve Kocaosman formasyonunun alt bölümü birleştirilerek, stratigrafik adlama kuralları doğrultusunda Sarıçicek formasyonu olarak tanımlanmış, farklı fasiyesdeki Sarıçicek ve Kocaosman birimleri bu formasyonun üyeleri olarak değerlendirilmiştir.

Tip Yeri: Sarıçicek Formasyonu, Eğirdir güneydoğusunda, Belence köyünün yakın güneyinde Aksu deresi akışı boyunca izlenen bir antiklinalın çekirdeğinde yüzeylenmektedir.

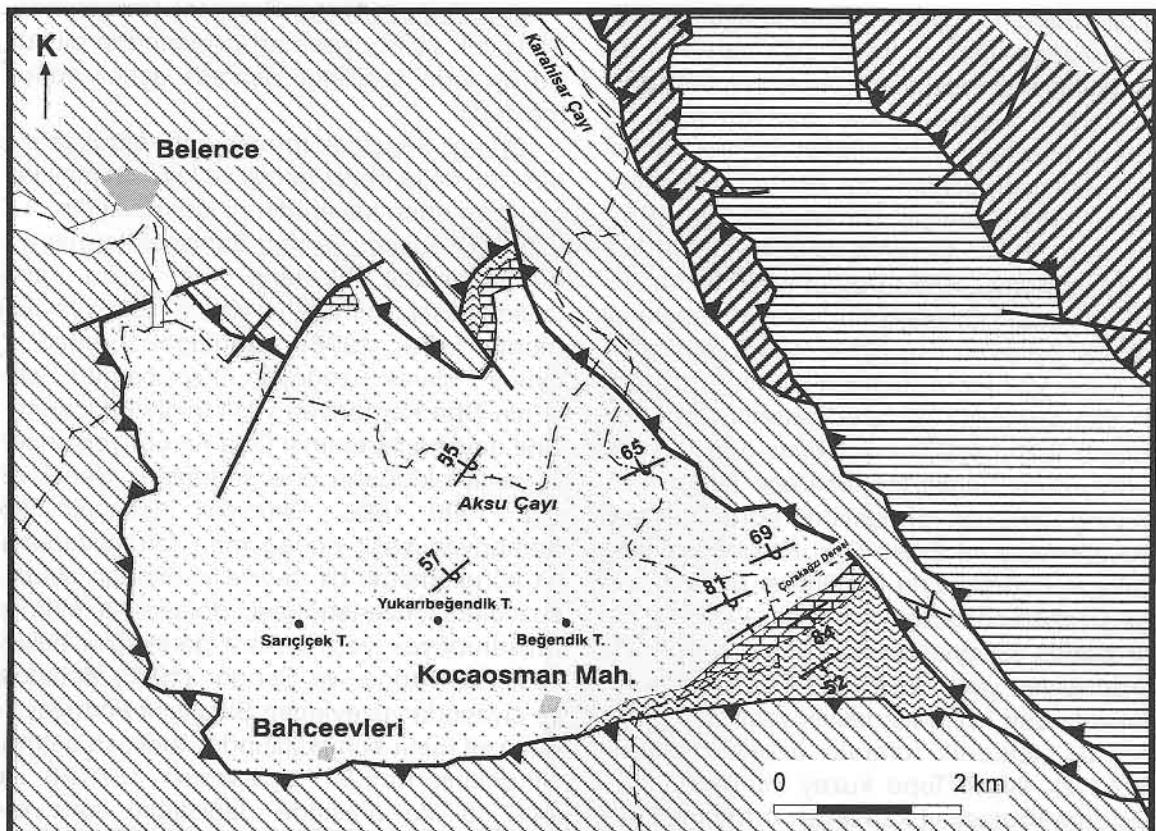
Kayatürü özellikleri: Sarıçicek formasyonu, Sarıçicek ve Kocaosman üyelerinden oluşur. Bu üyelerin özellikleri aşağıda ayrıca sunulmaktadır.

Ortam: Sarıçicek formasyonu oldukça sığ denizel, delta-deniz geçiş ve kıyı ortamını karakterize eden kayatürlerini içermektedir.

Fosil Kapsamı ve Yaşı: Sarıçicek formasyonu içerisinde herhangi bir fosile rastlanılmamıştır. Dumont ve Kerey (1975) ve Dumont (1976, 1978) "Sarıçicek Şistleri"ni uyumlu olarak üzerleyen "Kocaosman Serisi"nin Orta Kambriyen yaşlı trilobitler içermesine dayanarak birimin Orta Kambriyen öncesi yaşta olduğunu öne sürmüştür. Şenel ve diğ. (1992, 1996), Sarıçicek Şistlerinin, Alt Kambriyen yaşlı Kocaosman formasyonuna ait konglomeralı bir seviye tarafından uyumsuz olarak üzerlendiğini, dolayısıyla birimin Prekambriyen yaşı olması gerektiğini belirtmişlerdir. Kröner ve Şengör (1990) Belence ve civarında yüzeylenen Sarıçicek Formasyonuna ait meta-kumtaşlarından aldığı detritik zirkonların Pb^{207}/Pb^{206} yaşlarının 1673 ± 6 ila 2447 ± 3 Ma arasında değiştiğini ifade etmişlerdir. Bu bulgu birimin çökelme yaşına ışık tutmaktan uzaktır ve birimin yaşı ancak Sandıklı bölgesindeki istiflerle karşılaşma ile verilebilir. Aşağıda ayrıntılı olarak sözü edileceği gibi, birim Sandıklı kesimindeki benzer özellik gösteren Hüdai Formasyonunun Celiloğlu üyesi ile eşdeğerdir. Celiloğlu üyesinin yaşı Erken Alt Kambriyen (Tomotiyen) sonrası - Orta Kambriyen öncesidir. Üst yaş sınırı birimin Çaltepe Formasyonu tarafından uyumlu olarak üstlenmesine dayanılarak verilmiştir. Çaltepe Formasyonu bu alanda gözlenen trilobit fosillerine göre (Dean ve Özgül, 1994) Orta Kambriyen yaşıdadır. Buna karşılık, Töros kuşağı boyunca geniş alanlarda yüzeylenen Çaltepe Formasyonunun yaşıının Erken Orta Kambriyene kadar indiği (Dean ve Monod, 1970; Haude, 1972; Özgül ve Gedik, 1973; Dean ve Özgül, 1981; Öztürk ve diğ., 1987; Sarmiento ve diğ., 1997) bilinmemektedir. Dolayısıyla, Sarıçicek formasyonunun yaşıının geç Erken Kambriyen olması gerekmektedir.

Deneştirme: Sarıçicek formasyonunun, Sarıçicek üyesini oluşturan silsiliklastik kaya- lar, Sandıklı (Afyon) bölgesinde yüzeylenen

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları



AÇIKLAMALAR

İncedere Tektonik Dilinimi



Eldere Tektonik Dilinimi



Şekil 2 : Eğirdir GD'sının jeolojik haritası (Şenel ve diğ., 1996'dan düzenlenmiştir).

Figure 2 : Geological map of the area to the SE of Eğirdir (modified from Şenel et al., 1996).

Hüdai Formasyonu Celiloğlu üyesi (Gürsu, 2002) ile; üst kesimini oluşturan Kocaosman üyesinin ise, Hüdai Formasyonu Öreinkaya Kuvarsit üyesi (Gürsu, 2002) ile deneştirilebilir. Ayrıca Sarıçeşek formasyonu, Orta Toros

kuşağında yaygın olarak izlenen Koçyazı Kuvarsitinin (Özgül ve Kozlu, 2002) bir bölümü ile Güney Doğu Anadolu'da tanımlanan Zabuk Formasyonunun (Tuna, 1974) alt bölümü ile deneştirilebilir.

2.1.1.1 Sarıcıçek Üyesi

Tanım ve Ad: Düşük dereceli metamorfizma geçirmiş silisiklastik kayalardan oluşan birim, bu çalışma kapsamında üye aşamasında ele alınmıştır.

Tip Kesiti: Sarıcıçek üyesinin tip kesiti, Belence köyünün güneyinde Aksu deresi boyunca, Kocaosman mahallesi civarında yer alır (Şekil 2). Ayrıca Sarıcıçek tepesi, Yukarıbeğendik tepesi ve Beğendik tepesinde referans kesitleri gözlenir.

Kayatürü Özellikleri: İnceleme alanında yapılan gözlemlere göre, birimin alt bölümü yeşil-yeşilimsi bej ve koyu morumsu koyu gri-yeşilimsi gri renkli meta-kumtaşı ile yeşil-morumsu yeşil ve bej-yeşilimsi gri renkli meta-silttaşı ardalanmasından oluşur (Şekil 3a).

Sarıçıçek üyesinin en üst kesiminde, yanal yönde devamlılık göstermeyen yaklaşık 2 m. kalınlığa sahip yeşil-mor-kahvemsi gri-açık bej-yeşilimsi gri renkli meta-silttaşı/meta-kumtaşı çakılları içeren, kütte akması sonucu gelişen kanal dolgusu özelliğinde bir konglomeratik seviye yer alır. Çorakağız deresinin Aksu deresi ile birleştiği alanda izlenen ve devamlı olmayan bu çakıllı seviye, yanal yönde kamalanma gösterir. Sarıcıçek formasyonu bu kesimde, kuzeybatıya doğru devrilmiştir (Şekil 4). Birime ait meta-kumtaşlarının arasında çok ince seviyelerde arduvaz oluşumları izlenir.

Sarıçıçek üyesini oluşturan meta-kumtaşı/meta-silttaşlarından alınan örneklerin detaylı mineralojik-petrografik incelemeleri yapılmıştır. Meta-kumtaşlarında, dalgalı yanıp sönme gösteren kuvars ve feldispat gibi mineral taneleri ile daha az olarak izlenen ludit (çört) çakılları serizitlemiş bir matriks ile bağlanmıştır (Şekil 5a). Kuvars + serizit ± klorit metamorfik mineral parajenezinin izlendiği meta-kumtaşları, üste doğru meta-silttaşı ile ardalanarak devam etmektedir. Belirgin bir yönlenmenin izlendiği meta-silttaşlarında da aynı metamorfik mineral parajenezi gözlemlenmiştir (Şekil 5b).

Sarıçıçek üyesinin üste yakın kesimlerinde izlenen kanal dolgusu çakıllı seviye, olasılıkla temel birimlerden türemiş meta-silttaşı/meta-kumtaşı çakıllarından oluşmuştur. Blastopsomitik dokunun geliştiği meta-kumtaşı çakılları

mineralojik-petrografik olarak, köşeli yarı-köşeli kuvars, plajiyoklaz ve alkali feldispat taneleri ile köşeli ludit kayaç parçacıkları içerir ve tamamen serizitlemiş bir matriks ile bağlanmıştır (Şekil 5c). Meta-kumtaşı çakıllarında düşük dereceli metamorfizmaya bağlı olarak belirgin bir yönlenme gelişmiştir. Ayrıca neomineralizasyona bağlı olarak, matriks yoğun olarak serizit mineraline dönüştür. Metamorfik mineraller olarak klorit, grafit ve lökoksen mineralleri, tali mineral olarak zirkon ve opak mineraller izlenmiştir. Meta-silttaşı çakıllarında ise kuvars, plajiyoklaz (albit/oligoklaz), alkali feldispat taneleri tamamen serizitlemiş bir matriks ile bağlanmıştır (Şekil 5d). Düşük dereceli metamorfizmaya bağlı olarak meta-silttaşlarında belirgin bir yönlenme gelişmiştir. Kuvars+serizit+klorit±grafit mineral parajenezi sunan meta-silttaşlarında tali mineral olarak zirkon, opak mineraller izlenmektedir (Şekil 5d).

Sarıçıçek üyesi, düşük dereceli metamorfizmadan etkilennmiştir. Özellikle birimin üst kesimlerinde yer alan kanal dolgusundaki çakıllarda deformasyon nedeni ile uzama gelişmiştir.

Kalınlık: İnceleme alanındaki konumuna göre birimin görünür kalınlığı 1100 metredir.

Dokanak İlişkileri: İnceleme alanında Sarıcıçek formasyonunun alt dokanağı izlenmemektedir. Sarıcıçek formasyonu Sarıcıçek üyesi, Kocaosman Köyünün KD'sunda Aksu deresi ile Çorakağız deresinin birleştiği kesimde, Kocaosman üyesi ile geçişlidir.

Birimin çökelme ortamı, yaşı ve deneştirilmesi yukarıda Sarıcıçek Formasyonu bölümünde sunulmuştur.

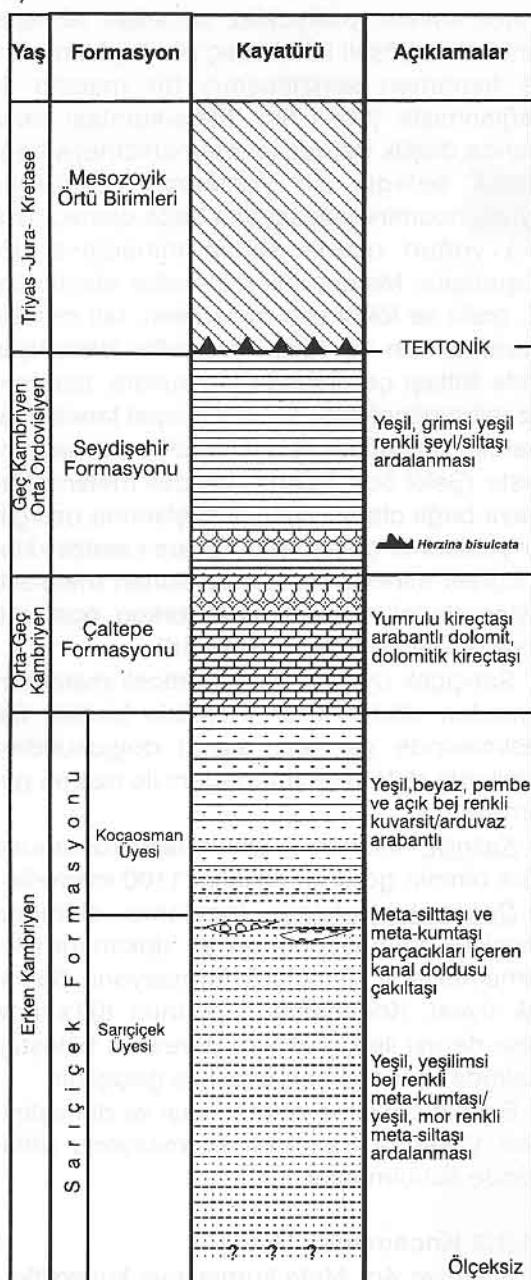
2.1.1.2 Kocaosman Üyesi

Tanım ve Ad: Meta-kumtaşı ve kuvarsitlerden oluşan birim, Dumond (1976) tarafından Toroslarda yaygın olarak gözlenen Hüdai, Çaltepe ve Seydişehir formasyonları ayrılmaksızın "Kocaosman Serisi" in alt bölümüne yerleştirilmiştir. Şenel ve diğ. (1992, 1996) bu adı sadece kuvarsitik bölümü kapsayacak şekilde ve formasyon aşamasında kullanmıştır. Bu çalışma kapsamında ise birim üye olarak yeniden tanımlanmıştır.

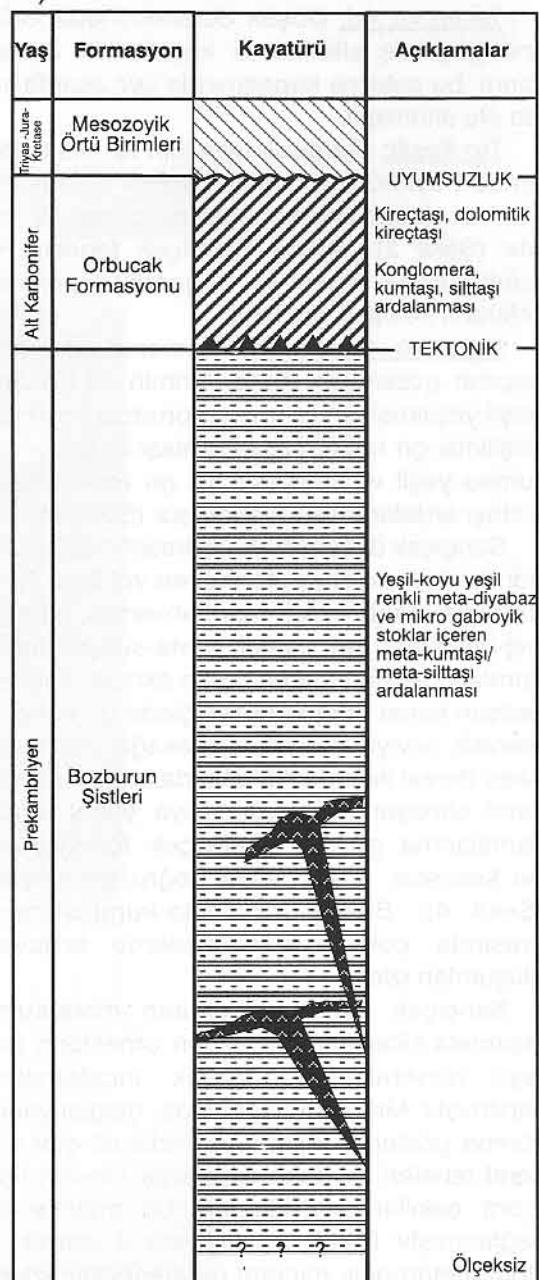
Tip Kesiti: Birime ait kayatürleri özellikle

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

a)

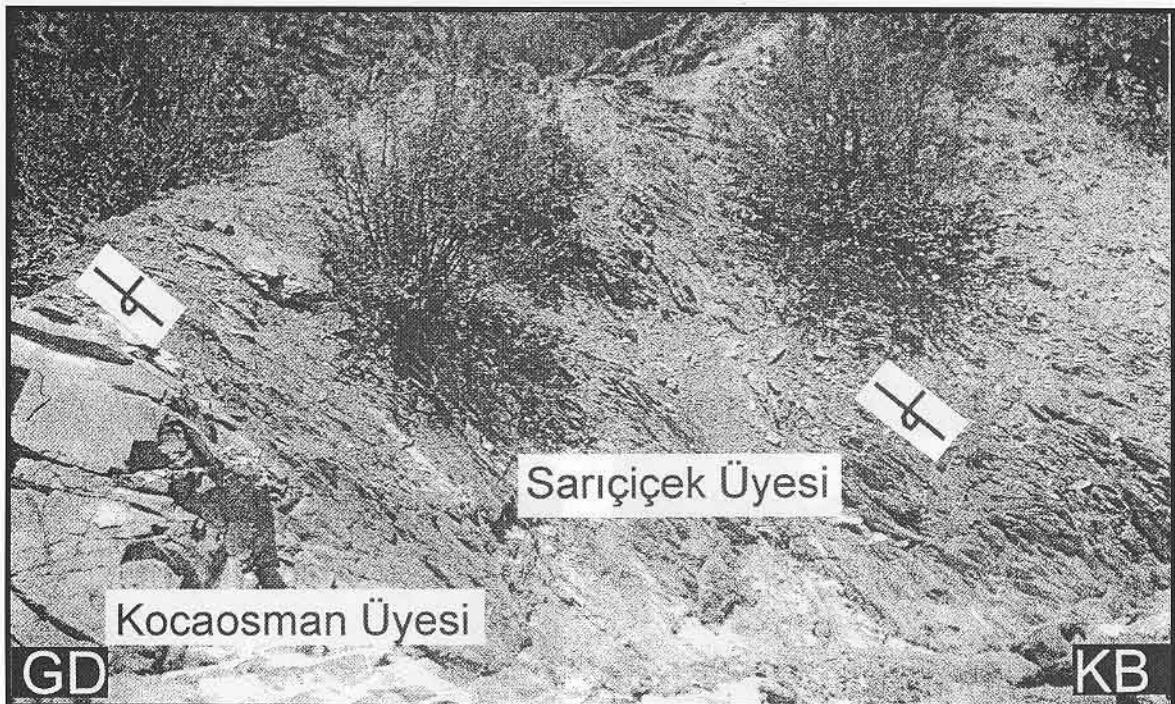


b)



Şekil 3 : Eğirdir GD'sinin (Orta Toroslar) genelleştirilmiş dikme kesiti. a- İncedere Tektonik Dilinimi. b) Eldere Tektonik Dilinimi (Dumont ve Kerey, 1975; Dumont, 1978; Şenel ve diğ. 1992, 1996'dan değişti- rilmiştir)

Figure 3 : Generalized columnar section of the area to the SE of Eğirdir (Central Taurides) a- İncedere Tectonic Unit b) Eldere Tectonic Unit (modified from Dumont and Kerey, 1975; Dumont, 1978; Şenel et al., 1992, 1996)



Şekil 4 : Sarıçicek Formasyonu Sarıçicek üyesi ile Kocaosman üyesi ilişkisi. İstif, kuzeybatıya doğru devrilimiştir.

Figure 4 : The relation of the Sarıçicek and Kocaosman members of the Sarıçicek Formation. The succession is overturned to the NW.

Aksu deresi ile Çorakağzı deresinin birleştiği kesimde yer alır. Ayrıca Kocaosman Mahallesi ve civarında incelemeye elverişli yüzeylenmeleri vardır (Şekil 2).

Kayatürü Özellikleri: Birim, en alta yeşil, yeşilimsi gri renkli meta-silttaşı ara bantlı yeşil renkli meta-kumtaşı ile başlar ve üstte doğru beyaz-açık pembe, yeşil ve bej, sarımsı beyaz-açık kirli beyaz renkli meta-kumtaşı ve kuvarsit ardalanması ile devam eder. Sarıçicek üyesi ile geçiş aralığında meta-silttaşı hakimdir. Üst seviyelerinde hakim kayatürü meta-kumtaşı ve kuvarsitler oluşturur. Birimin üst kesiminde yer alan kuvarsitler içerisinde yaygın olarak büyük ölçekli çapraz katmanlanma ve zayıf da olsa dereceli tabakalanma izlenmektedir.

Petrografik olarak Kocaosman üyesine ait meta-kumtaşları; kuvars, mikroklin, plajiyoklaz mineralleri ile lidit ve meta-silttaşı gibi kayaç parçacıklarından meydana gelmiştir (Şekil 5e). Birimin üst kesimlerinde izlenen kuvarsitlerde mozayik doku gelişmiştir ve bilesenlerini başlıca kuvars olmak üzere daha az oranda izlenen alkali feldispat (ortoklaz ve

mikroklin) mineralleri ile lidit kayaç parçacıklarını içeren silislesmiş bir matriks ile bağlanmıştır (Şekil 5f). Bu taneler, olasılıkla temele ait kayalardan türemiş olmalıdır. Tali mineral olarak turmalin, zirkon ve opak mineraler izlenmiştir. Birim içerisinde ince seviyeler halinde izlenen arduvaz oluşumlarında, kuvars + serizit + klorit metamorfik mineral parajenezi gelişmiştir.

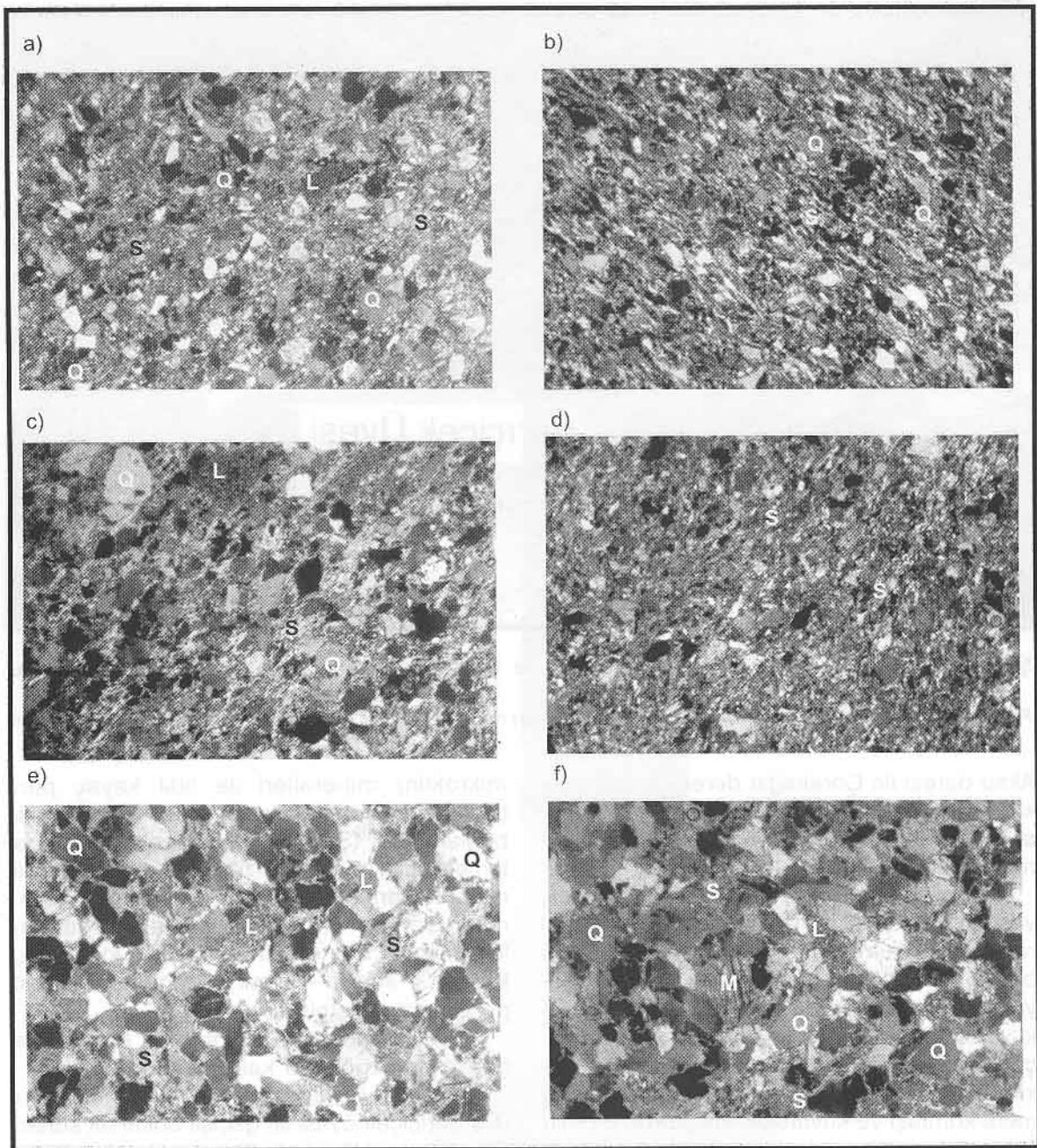
Kalınlık: İnceleme alanındaki konumuna göre birimin görünürlük kalınlığı 75 metredir.

Dokanak İlişkileri: İnceleme alanında bu üye Sarıçicek üyesi ile geçişli dokanak sunar. Öncel çalışmalarındaki (Şenel ve diğ., 1992, 1996) birimin bir taban çakıltaşı ile "Sarıçicek Sistleri" üzerinde yer aldığı görüşü bu çalışmada teyit edilmemiş, sözkonusu çakıltaşının, yukarıda ifade edildiği gibi, bir kanal dolgusunu temsil ettiği sonucuna varılmıştır. Kocaosman üyesi, Kocaosman Mahallesinin KD'sunda Erken-Geç Kambriyen yaşlı Çaltepe Formasyonu ile tedrici geçişlidir.

Birimin çökelme ortamı ve yaşı Sarıçicek Formasyonu bölümünde sunulmuştur.

Deneştirme: Bu üye, Sandıklı yöresinde;

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları



Şekil 5 : Eğirdir GD 'sunda yüzeylenen Erken Kambriyen yaşı Sarıcıçek Formasyonu Sarıcıçek üyesine ait meta-kumtaşları (a) ve meta-silttaşları (b), kanal dolusu çakıltaşını oluşturan meta-kumtaşı çakılıları (c), meta-silttaşı çakılı (d), Kocaosman üyesini oluşturan kuvarsitler (e, f). Q-kuvars, M-mikroklin, S-serizit, L-lidit (çört) tanesi

Figure 5 : The meta-sandstones of the Early Cambrian Sarıcıçek member (a), meta-siltstones (b), meta-sandstone pebbles within the intraformational channel conglomerates (c), meta-siltstone pebble (d), metasandstones of the Kocaosman member (e, f). Q-quartz, M-microcline, S-sericite and L-lydite grain.

Hüdai Formasyonunun Örenkaya kuvarsit üyesiyle, Doğu Toros bölgesinde Koçyazı Kuvarsiti, Güney Doğu Anadolu bölgesinde Zabuk Formasyonunun üst kesimi ile deneştirilebilir.

2.1.2 Çaltepe Formasyonu

Tanım ve Ad: Birimin büyük bir bölümü karbonat kayalarından oluşur. Formasyonun adı Dean ve Monod (1970) tarafından verilmiştir. Formasyon inceleme alanında oldukça dar bir alanda yüzeylenmekte olup, Çorakağız deresinin güneybatısında ve Kocaosman köyünün kuzeydoğusunda incelemeye elverişli yüzeylenmeleri vardır (Şekil 2).

Kayatürü Özellikleri: Çaltepe Formasyonu attan üste doğru sarımsı-yeşil renkli bir çamurtaşıyla dolomit-dolomitik kireçtaşlarına geçer. İstif, siyah-koyu füme renkli silttaşları ara seviyeli, gri renkli alg içeren dolomitik kireçtaşı, siyah renkli çörtülü dolomitik kireçtaşı, koyu kahve renkli rekristalize dolomitik kireçtaşları ile devam eder. Birimin üst kesimlerinde gri - grimsi kahve renkli ince yumrulu kireçtaşı seviyesi yer alır.

Kalınlık: Birimin inceleme alanındaki kalınlığı 125 metredir.

Dokanak İlişkisi: Çaltepe Formasyonu, Sarıcıçek formasyonunu geçişli olarak üstler. Bu ilişki özellikle Belence-Kocaosman Mahallesine giden yol çatağında açık bir şekilde gözlenir. Bu yüzeylemelerde, Sarıcıçek formasyonunun Kocaosman üyesi, oldukça alttara sarımsı bey-yeşil renkli bir çamurtaşına ara seviyesi ile siyah-koyu füme renkli dolomitik kireçtaşlarına geçer. Çaltepe Formasyonu, Kocaosman üyesinin kıyı fasiyesindeki kuvarsitleri üzerinde platformal karbonat çökelimini yansıtır. Bu formasyonun üst kesimindeki yumrulu kireçtaşı fasiyeleri, platformun eğilerek havza yamacı koşullarına geçtiğinin işaretcisidir.

Fosil Kapsamı ve Yaş: Inceleme alanında Dumont (1972) Orta Kambriyen'i karakterize eden *Paradoxides sp.* ve *Crynexochus sp.* fosillerini saptamıştır. Toros kuşağında çok geniş alanlar kaplayan birim içerisinde Erken, Orta ve Geç Kambriyen karakterize eden fosiller tespit edilmiş (Dean ve Monod, 1970; Haude, 1972; Özgül ve Gedik, 1973; Dean ve

Özgül, 1981; Öztürk ve diğ., 1987; Sarmiento ve diğ., 1997), birimin yaşı Erken Kambriyen-Geç Kambriyen olarak tanımlanmıştır.

Deneştirme: Orta ve Batı Toroslarda Çaltepe Formasyonu olarak tanımlanan birim Demirtaşlı (1967) ve Özgül ve diğ. (1973) tarafından tanımlanan Değirmentaş Formasyonu ile, Güney Doğu Anadolu'da Koruk Formasyonu (Schmidt, 1965) ile deneştirilebilir.

2.1.3 Seydişehir Formasyonu

Tanım ve Ad: Başlıca kumtaşı-silttaşları ardanmasından oluşan birim formasyon aşamasında Dean ve Monod (1970) tarafından tanımlanmıştır. Inceleme alanında Kocaosman Mahallesinin güneydoğusunda dar bir alanda antiklinalin dış kesiminde yüzeylenmektedir (Şekil 2).

Kayatürü Özellikleri: Birim yeşil - koyu-grimsi yeşil renkli şeyl ve silttaşları ile temsil edilir. Özellikle Çaltepe Formasyonu ile geçiş aralığında ince yumrulu kireçtaşı ara bantları yer alır.

Kalınlık: Birimin inceleme alanındaki kalınlığı 90 metredir. Birimin üst kesimleri inceleme alanında Triyas yaşılı birimlerle tektonik olarak örtülüdür.

Dokanak İlişkisi: Seydişehir Formasyonu, Çaltepe formasyonunu uyumlu olarak üstler. Bu ilişki, Toros Kuşağı boyunca da bir çok alanda izlenmiştir. Özgül ve diğ. (1991)'e göre Seydişehir Formasyonu, türbidit akıntılarının etkin olduğu açık şelf-kita yamacı koşullarını yansıtır, Göncüoğlu ve Kozlu (2000)'e göre ise aynı ortam koşullarında tempestif (fırtına çökelleri) karakterlidir.

Fosil Kapsamı ve Yaş: Inceleme alanında yüzeylenen Seydişehir Formasyonunun alt kesimindeki yumrulu kireçtaşı bantlarından (Şekil 3) alınan bir örnekte trilobit dikenleri ve brakiyopod kavkı parçaları yanında Üst Kambriyen için tanıtmak olan bir konodont (*Herzina bisulcata* Miller 1959) tayin edilmiştir (Y. Göncüoğlu, 1989 yazılı bildirim). Toros Kuşağında oldukça geniş alanlar kaplayan Seydişehir Formasyonunun yaşının öncel çalışmalarla bağlı olarak Geç Kambriyen - Orta Ordovisiyen arasında değiştiği bilinmektedir (Haude, 1968, 1969, 1972; Dean and Monod 1970; Özgül and Gedik 1973; Özgül ve diğ. 1999; Kozlu ve diğ., 2002).

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

Deneştirme: Batı ve Orta Toroslarda Seydişehir Formasyonu olarak tanımlanan birim, Doğu Toroslarda Armutludere Formasyonu (Demirtaşlı, 1967; Özgül ve diğ., 1973), Güney Doğu Anadolu'da Sosink (Kellogg, 1960) formasyonları ile deneştirilebilir.

2.2 Eldere Tektonik Dilimi

Karacahisar Kubbesinin orta kesiminde, Kartoz Derenin üst kesiminde yer alan temel birimleri Şenel ve diğ. (1992, 1996) tarafından Eldere Tektonik Dilininime dahil edilmiştir. Öncel çalışmalar (Dumont ve Kerey, 1975; Dumont, 1978; Şenel ve diğ. 1992, 1996), Bozburun Şistlerinin, Karbonifer yaşı Orbuçak Formasyonu ile uyumsuz olarak üstlendiği belirtilmiştir. İnceleme alanındaki gözlemlerimiz, Bozburun Şistlerinin, Orbuçak Formasyonu ile tektonik olarak üzerlendirdiğini göstermektedir (Şekil 3b).

2.2.1 Bozburun Şistleri

Tanım ve Ad: Silisiklastik kayalar ile diyabaz dayklarının hakim kaya türünü oluşturan Bozburun Şistleri, Dumont ve Kerey (1975) tarafından adlandırılmıştır. Birim yeşil şist fasiyesi koşullarında metamorfizma geçirmiştir.

Tip Kesit: Birim özellikle Aşağıkırrıtı-Kozağaç mahalleleri yöresinde incelemeye elverişli yüzeylenmeler sunar. Ayrıca Yukarıkırrıtı, Türe Mahallesi, Kumalanı, Bayırda mahalleleri ve civarında sürekli yüzeylenmeleri vardır.

Kayatürü Özellikleri: Büyük bölümü silisiklastik kayalardan oluşan birim içerisinde yoğun olarak diyabaz daykları izlenir (Şekil 3b). İnceleme alanında oldukça kıvrımlı bir geometri sunan Bozburun Şistlerinin tabanı izlenemez. Birimin gözlenen alt kesimi mor, yeşil-koyu yeşil-bejimsi yeşil renkli meta-siltası/meta-kumtaşları ardalanmasından oluşur. Açık bey-kahvemsi bey renkli meta-kumtaşları ve bey-açık beyimsi gri renkli siltaşları ardalanması ile devam eden birim, koyu gri-koyu füme renkli meta-kumtaşları ara seviyesi ile bey-yeşilimsi bey, kahvemsi gri renkli meta-siltası/meta-kumtaşları ardalanması ile devam eder. Birim içerisinde yeşil-koyu yeşil renkli meta-bazik daykları ve mikrogabroyik stoklar izlenir (Şekil 3b).

Dokanak İlişkisi: Bozburun Şistlerinin, Alt Karbonifer yaşı Orbuçak Formasyonu tarafından uyumsuz olarak üzerlendiği belirtilmektedir (Dumont & Kerey, 1975). Ancak yine gözlemlerimize göre bu ilişki tektoniktir.

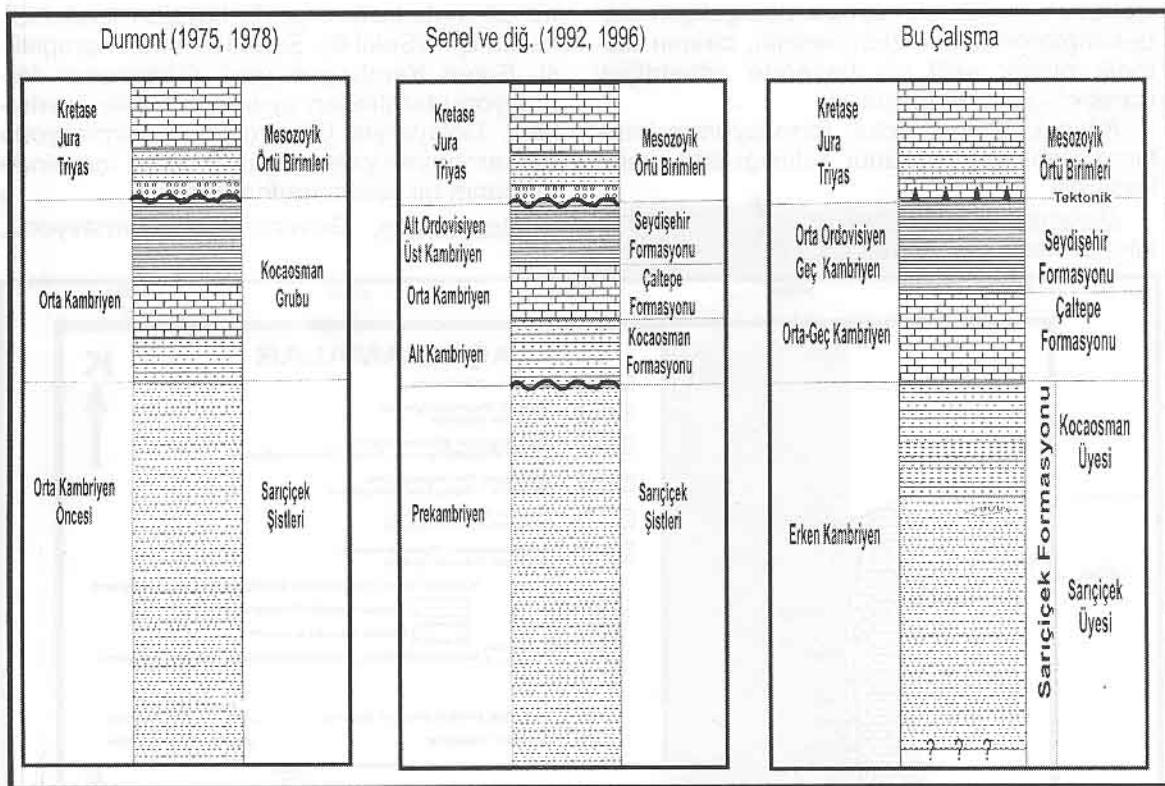
Fosil Kapsamı ve Yaş: Bozburun Şistlerinde herhangi bir fosil saptanamamıştır. Birime ait meta-pelitik kayalarından alınan örneklerde Pb^{207}/Pb^{206} yöntemi ile saptanan detritik zirkon yaşı 657 ± 5 Ma ile 2522 ± 3 Ma arasında değişmektedir (Kröner ve Sengör, 1990). Bu detritik zirkon yaşı Bozburun Şistlerinin Prekambriyen yaşta olabileceğine işaret etmektedir. Benzer kayatürüne sahip kayalar, Sandıklı (Afyon) ve Afyon kuzeyinde yer almaktır, Kambriyen yaşı birimlerle stratigrafik ilişkilerine göre Prekambriyen yaşta olmalıdır.

Deneştirme: Bozburun Şistleri, Sandıklı bölgesinde izlenen Sandıklı Temel Kompleksini meta-sedimanter kayalarından oluşan Prekambriyen yaşı Güvercinoluk Formasyonuna (Gürsu, 2002) kayatürü ve stratigrafik özellikleri açısından büyük benzerlikler göstermektedir. Ayrıca Afyon Bölgesinde (İhsaniye, Bayat ve civarında) yüzeylenen Prekambriyen yaşı temel kayalarıyla (Turhan ve diğ., 2003), Sultandağlarındaki temel kayaları oluşturan Gökoluk Formasyonunun (Özgül ve diğ., 1991) bir kesimi ile, Orta-Doğu Toroslarda yer alan Prekambriyen yaşı Emircazi Grubunun Kozan Formasyonu Oruçlu üyesi ile (Özgül ve diğ., 1973; Özgül ve Kozlu, 2002) ve Güney Doğu Anadolu'da tanımlanan Meryemusağı (Ketin, 1983) ve Amanoslardaki Eğribucak Formasyonu (Atan, 1969) ile deneştirilebilir.

Isparta (GD) bölgesinde İncedere Tektonik Dilininime ait temel, Erken Paleozoyik ve Mezosoyik kayalar üzerinde yapılan öncel çalışmalar ve bu çalışma ile ortaya konan stratigrafik dikme kesitleri Şekil 6'da verilmiştir.

3. SANDIKLI (AFYON GB) BÖLGESİ BİRİMLERİNİN İSTİF VE KAYA TÜRÜ ÖZELLİKLERİ

Afyon güneybatısında Sandıklı, Menteş, Örenkaya, Hüdai Hamamları, Karadirek, Başağacı, Akharım ve Taşoluk ilçeleri ve ci-



Şekil 6 : Eğirdir GD'su bölgesinde İncedere Tektonik Dilimine ait genelleştirilmiş dikme kesitleri.

Figure 6 : Generalized stratigraphic columnar sections of the İncedere Tektonik Unit of the SE of Eğirdir.

varında yüzeylenen kayalar Özgül ve diğ. (1991) tarafından Geyikdağı Birliğinin Homa-Akdağ birimine katılmıştır. Birim, Prekambriyen yaşlı Sandıklı Temel Kompleksi, Alt Paleozoyik ve Mesozoyik yaşlı örtü birimleri olmak üzere üç kisma ayrılmıştır (Gürsu, 2002).

3.1 Sandıklı Temel Kompleksi

Sandıklı Temel Kompleksi, Güvercinoluk Formasyonu ve Kestel Çayı Porfiroid Birliğinden oluşmaktadır.

3.1.1 Güvercinoluk Formasyonu

Tanım ve Ad: Birim dinamik metamorfizma geçirmiş meta-sedimanter kayalarlardan oluşur. İlk defa Özgül ve diğ. (1991) tarafından Prekambriyen yaşlı Kocayaya Formasyonunun en alt üyesi olarak, Gürsu (2002) tarafından ise ayrı bir formasyon olarak tanımlanmıştır.

Tip Kesit: Formasyon için Güvercinoluk tepeşi ve Taşlıburun sırtı - Akoluk tepesi tip lokalite seçilmiştir (Şekil 7).

Kayatürü Özellikleri: İnceleme alanında birimin tabanı gözlenmemiştir. Birim altta; siyah renkli ludit bantları içeren meta-silttaş, çört bantlı, koyu gri-fümre renkli, dinamik metamorfizma etkisiyle uzamiş, incelmiş rekristalize dolomit mercekleri ve koyu gri-yeşilimsi gri renkli türbiditik meta-kumtaşından oluşur. Birim üstte doğru, koyu gri-yeşilimsi bey renkli fillitlik sleyt (meta-silttaş), fillitler ile rekristalize mermer bantları ve koyu gri-kahverengi gri renkli ince çört bantları içeren lamination dolomitik rekristalize kireçtaşları ile devam eder. Birimin en üst kesimini ise moloz akması sonucu gelişen meta-konglomeralar ve grimsi bey-acık yeşil renkli meta-silttaş - fillit ardalanması oluşturur (Şekil 8).

Ortam: Güvercinoluk Formasyonu, şiddetli dinamik metamorfizma geçirmiştir. Dolayısıyla çökelme ortamı ile ilgili sağlıklı yorum yapılamamıştır. Kozlu ve Göncüoğlu (1995), birimin kayatürü özelliklerini dikkate alınarak, istifin siğ denizel ortamı karakterize ettiğini, Gürsu ve Göncüoğlu (2001) ise birim

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

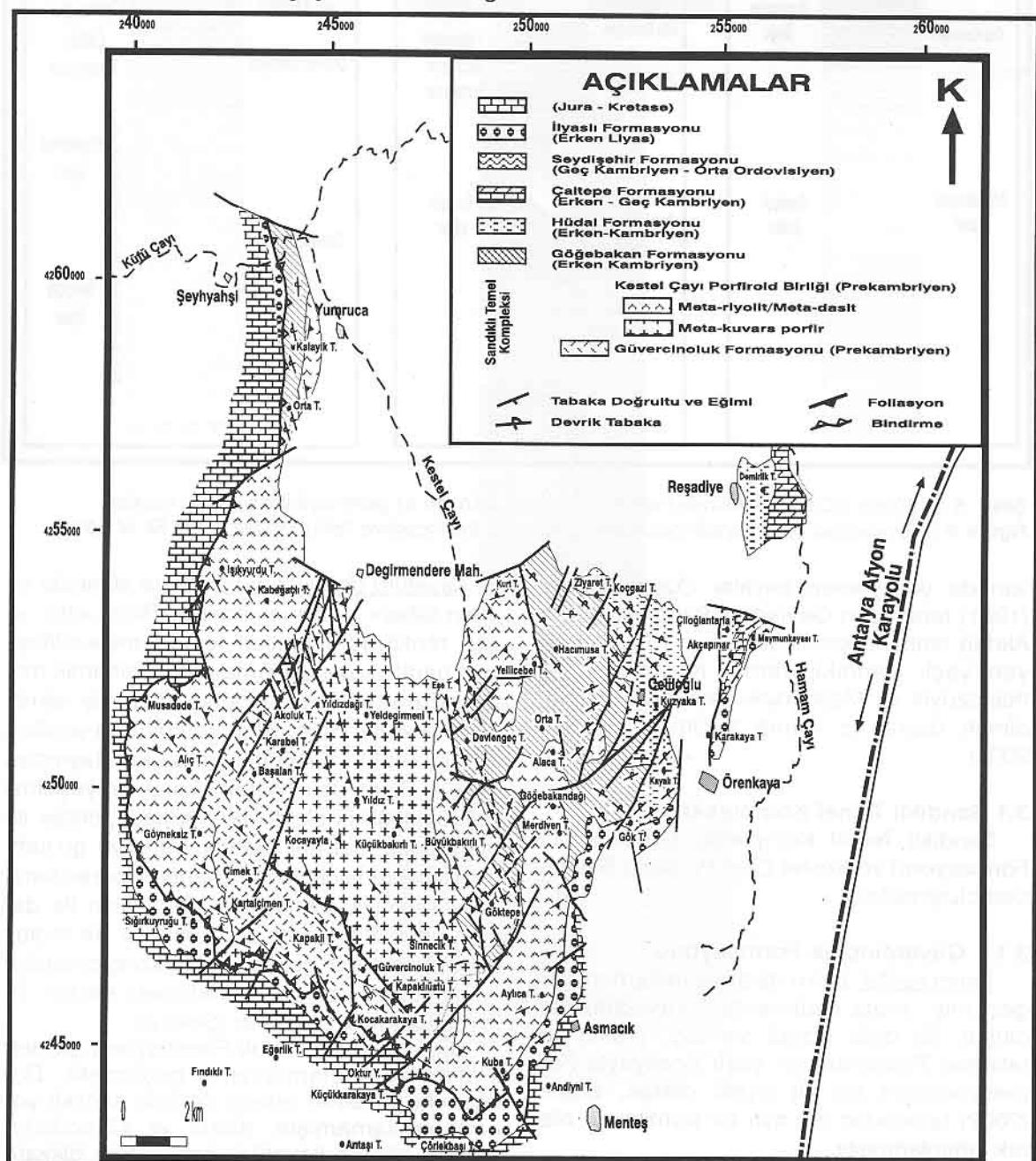
İçerisinde moloz akması sonucu gelişen meta-konglomeraların izlenmesinin, birimin tektonik olarak aktif bir basende çökeldiğini işaret ettiğini belirtmişlerdir.

Kalınlık: Güvercinoluk formasyonun inceleme alanındaki görünür kalınlığı 800 metre kadardır.

Dokanak İlişkisi, Fosil ve Yaş: Güvercino-luk Formasyonu, Kestel Çayı Porfiroid Birliği-

ne ait meta-kuvars porfir kayaları tarafından kesilmiştir (Şekil 8). Sandıklı Temel Kompleksi, Erken Kambriyen yaşı Gögebakan formasyonu tarafından uyumsuz olarak üzerlerlenir. Dolayısıyla Güvercinoluk Formasyonu Prekambriyen yaşı olmalıdır. Birim içerisinde herhangi bir fosil saptanamamıştır.

Deneştirme: Güvercinoluk Formasyonu,



Şekil 7 : Sandıklı (Afyon) bölgesinin jeolojik haritası (Gürsu, 2002).

Figure 7 : Geological map of the Sandıklı (Afyon) area (Gürsu, 2002).

Orta Toroslarda yer alan Bozburun Şistleri, Afyon Bölgesinde (İhsaniye, Bayat ve civarında) yüzeylenen Prekambriyen yaşı temel kayalarıyla (Turhan ve diğ., 2003), Sultandağlarında ve Doğanhisar bölgesinde yüzeylenen Gökoluk Formasyonu (Özgül ve diğ., 1991) ile, Orta-Doğu Toroslarda yer alan Prekambriyen yaşı Emircazi Grubunun Kozan Formasyonu (Özgül ve Kozlu, 2002), Amanos Dağları yöresinde Eğribucak Formasyonu (Atan, 1969) ve Güney Doğu Anadolu Bölgesinde Adiyaman yöresindeki Meryemusağı Formasyonu (Ketin, 1983) ile deneştirilebilir.

3.1.2 Kestel Çayı Porfiroid Birliği

Tanım ve Ad: Sandıklı Temel Kompleksinin meta-magmatik kayaları, Kestel Çayı Porfiroid Birliği olarak tanımlanmıştır (Gürsu & Göncüoğlu, 2001).

Tip Kesit: Birim için Kestel Çayı tip lokalite olarak seçilmiştir (Şekil 7).

Kayatürü Özellikleri: Kestel Çayı Porfiroid Birliği meta-riyolit/meta-dasit ile meta-kuvars porfir dayklarından oluşmuştur (Şekil 8). Kestel Çayı Porfiroid Birliği şiddetli dinamik metamorfizma geçirmiştir.

Dokanak İlişkisi ve Yaş: Sandıklı Temel Kompleksi, Erken Kambriyen yaşı Gögebakan Formasyonu tarafından uyumsuz üzerinden nedeniyle Prekambriyen yaşta olması gerekmektedir. Kröner ve Şengör (1990) meta-kuvars porfir olarak tanımladığımız kayalarda yaptıkları tek zirkon Pb²⁰⁷/Pb²⁰⁶ yaş tayinine bağlı olarak birimin intrüzyon yaşıının 542 ± 7 Ma yıl olduğunu belirtmişlerdir. Bu yaş Prekambriyen'i yansıtmaktadır.

Deneştirme: Kestel Çayı Porfiroid Birliği olarak tanımlanan kayalar doğu Toroslarda yer alan Kozan Formasyonu içindeki (Özgül ve Kozlu, 2002) felsik volkanitlerle, Bitlis Masifindeki Avnik Granitleri (Erdoğan, 1982; Helvacı, 1983) ve Menderes Masifinin temelinde yer alan Prekambriyen yaşı ortognayslar ile deneştirilebilir (Gürsu ve Göncüoğlu, 2001).

3.2 Alt Paleozoyik Örtü Birimleri

Sandıklı Temel Kompleksinin Alt Paleozoyik örtüsü Gögebakan, Hüdai, Çaltepe ve Seydişehir formasyonlarından oluşur (Şekil 8).

3.2.1 Gögebakan Formasyonu

Tanım ve Ad: İlk defa Özgül ve diğ. (1991) tarafından, Kocayayla formasyonu içerisinde üye mertebesinde incelenen birim, Gürsu (2002) tarafından formasyon mertebesinde tanımlanmıştır.

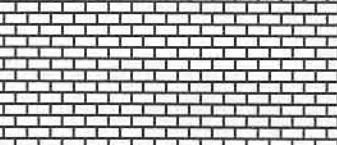
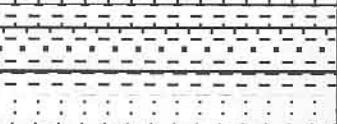
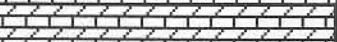
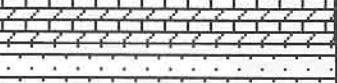
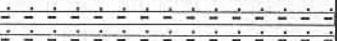
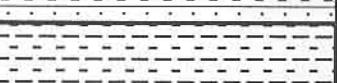
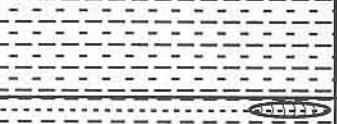
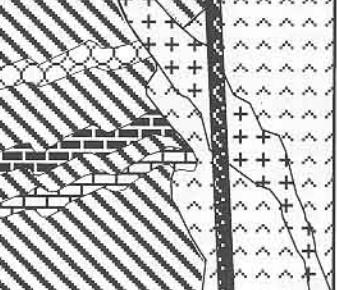
Tip Kesit: Gögebakan Dağı ile Örenkaya PTT vericisi arası (Celiloğlu köyünün güneybatısı) tip kesit yeri seçilmiştir.

Kayatürü Özellikleri: Birim tabanda Sandıklı Temel Kompleksine ait dinamik metamorfizma geçirmiş çakıllar içeren konglomera ile başlar ve üste doğru merkezelik numlu çakıltası düzeyleri içeren meta-kumtaşı/meta-silttaş ardalanması ile devam eder. Birim içerisinde spilitik lav oluşumları, piroklastik kayalar ve meta-diyabaz daykları yer alır (Şekil 8). Gögebakan formasyonu düşük dereceli metamorfizmadan etkilenmiştir. Birimin kırıntılarında gözlenen çökel yapılar ve oksidasyon, çökelimin kitasal etkinin izlendiği (alüvyon yelpazesı - delta ovası) düşük enerjili çökelme ortamını karakterize ettiğini göstermektedir (Kozlu and Göncüoğlu 1995: Gürsu and Göncüoğlu 2001).

Dokanak İlişkileri, Fosil ve Yaş: Gögebakan formasyonu, Sandıklı Temel Kompleksini stratigrafik bir dokanak boyunca uyumsuz olarak üzerlemektedir. Birim, üste doğru Hüdai Formasyonunun Celiloğlu üyesi ile geçişlidir. Hüdai Formasyonunun Celiloğlu üyesi ile Gögebakan formasyonunun geçiş aralığındaki iz fosillere (Erdoğan ve diğ., 2000) bağlı olarak, birimin yaşıının Tommotiyen (Alt Kambriyen)'e kadar indiği belirlenmiştir.

Deneştirme: Gögebakan formasyonu, Orta Toroslarda Koçyazı Kuvarsitinin alt kesiminde yer alan meta-çakıltası/meta-silttaşından oluşan kesimine büyük benzerlik gösterir. Ayrıca Güney Doğu Anadoluda Telbesmi formasyonu (Moses, 1934) ve Sadan Formasyonu (Dean ve diğ., 1981) ile deneştirilebilir.

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

YAŞ	FORMASYON	KAYATÜRÜ	AÇIKLAMALAR
Jura Kretase	Mezosoyik Örtü		Kireçtaşı
			Kireçtaşı, arabantlı Kumtaşı ve silttaşı ardalanması
Erken Liyas	İlyaslı Fm.		Konglomera, kumtaşı, silttaşı ardalanması
			UYUMSUZLUK Yeşil-gri şeyl, silttaşı ardalanması
Geç Kambr. Orta Ordov.	Seydişehir Fm.		Yumrulu kireçtaşı bantları
			Yumrulu Kireçtaşı bantları Dolomit, dolomitik kireçtaşı
Erken Gec Kambriyen	Çal Tepe Fm.		
			Kalın tabakalı, beyaz, pembe, bordo renkli meta-kumtaşı, kuvarsit, meta-silttaşı
Erken Kambriyen	Hüdai Formasyonu		Meta-silttaşı, şeyl, kuvarsit ardalanması
			Iz Fosiller Koyu gri, mor, kırmızı renkli meta-çamurtaşı, arkozik meta-kumtaşı, tuf, lav akıntıları (meta-spilit), meta -diyabaz daykları ve silleri
Prekambriyen	Gögebakan Fm.		Meta-riyolit/meta-dasit, lidit, kçt kayaç parçacıkları içeren meta-konglomera
			UYUMSUZLUK Meta-kuvars porfir, Meta-riyolit/meta-dasit Meta-silttaşı, meta-kumtaşı ve çörtülü dolomitik rekristalize kireçtaşı ardalanması ve meta-konglomera Lidit, meta-silttaşı, meta-kumtaşı, rekristalize kçt ardalanması
			Ölçeksziz

Şekil 8 : Sandıklı (Afyon) bölgesinin genelleştirilmiş stratigrafik dikme kesiti (Gürsu, 2002)

Figure 8 : Generalized stratigraphic columnar section of Sandıklı (Afyon) area (Gürsu, 2002).

3.2.2 Hüdai Formasyonu

İlk defa Öngür (1973) tarafından "Hüdai Kuvarsit Üyesi" olarak tanımlanan birim, Gürsu (2002) tarafından Hüdai Formasyonu olarak tanımlanmıştır. Hüdai Formasyonu, bölgede Celiloğlu üyesi ve Örenkaya kuvarsit üyesi olmak üzere iki üye'ye ayrılmıştır (Şekil 8).

3.2.2.1 Celiloğlu Üyesi

Tanım ve Ad: Silisiklastik kayalardan oluşan birim, Özgül ve diğ. (1991) tarafından Kocayayla Formasyonu içerisinde Celiloğlu üyesi olarak, Gürsu (2002) tarafından ise Hüdai Formasyonun Celiloğlu üyesi olarak tanımlanmıştır.

Tip Kesit: Celiloğlu köyü ve Barak deresi tip kesit yeri seçilmiştir. Ayrıca formasyonun Sandıklı İlçesinin güneybatisında; Kuzyaka tepe, Örenkaya Kasabası güneybatisındaki PTT vericisi civarında, Sandıklı İlçesinin kuzey kesiminde ise Taşoluk kasabası ve civarında incelemeye elverişli yüzeylenmeleri vardır (Şekil 7).

Kayatürü Özellikleri: Düşük dereceli metamorfizmanın geliştiği birim, pembe, beyaz, yeşil renkli meta-çamurtaşı, meta-silttaşı ve yeşil yer yer açık bey renkli, meta-kumtaşı ardalamanmasını içeren silisiklastik kayalardan oluşur. Celiloğlu üyesinin üst kesimleri yeşil açık yeşil, bordo, kırmızımsı bordo renkli meta-silttaşı ile grimsi koyu bordo renkli meta-kumtaşı ardalamanması ile Örenkaya Kuvarsit üyesine geçiş gösterir (Şekil 8). Celiloğlu üyesinde izlenen meta-kumtaşlarında, çapraz laminasyon ve tabakalanma yaygın olarak izlenmektedir. Celiloğlu üyesinin tabanında izlenen meta-kumtaşlarından alınan örneklerin detaylı mineralojik-petrografik incelemelerinde, meta-kumtaşlarını, dalgalı sönme gösteren kuvars, serizit, az oranda izlenen lidit ve olası Güvercinoluk formasyonu meta-silttaşlarına ait kayaç parçacıkları yer almaktadır (Şekil 9a). Kuvars + serizit ± klorit metamorfik mineral parajenezinin izlendiği meta-kumtaşları, üste doğru meta-kumtaşı, meta-silttaşı ardalamanası ile devam etmektedir. Meta kumtaşları bey, açık kahve, yeşilimsi gri renklerde, meta-silttaşları ise gri, açık gri, yeşilimsi gri renklerdedir. Belirgin bir yönlenmenin

izlendiği meta-silttaşları, kuvars+ serizit + klorit metamorfik mineral parajenezi göstermektedir (Şekil 9b).

Kalınlık: Celiloğlu üyesinin görünür kalınlığı 1000 metredir.

Ortam: Birimde gözlenen bazı çökel yapılar, fasiyes özellikleri ve iz fosiller göz önüne alındığında Celiloğlu üyesinin, delta-deniz geçisi, delta önü-sığ deniz ortamı çökelleri olarak yorumlanmıştır.

3.2.2.2 Örenkaya Kuvarsit Üyesi

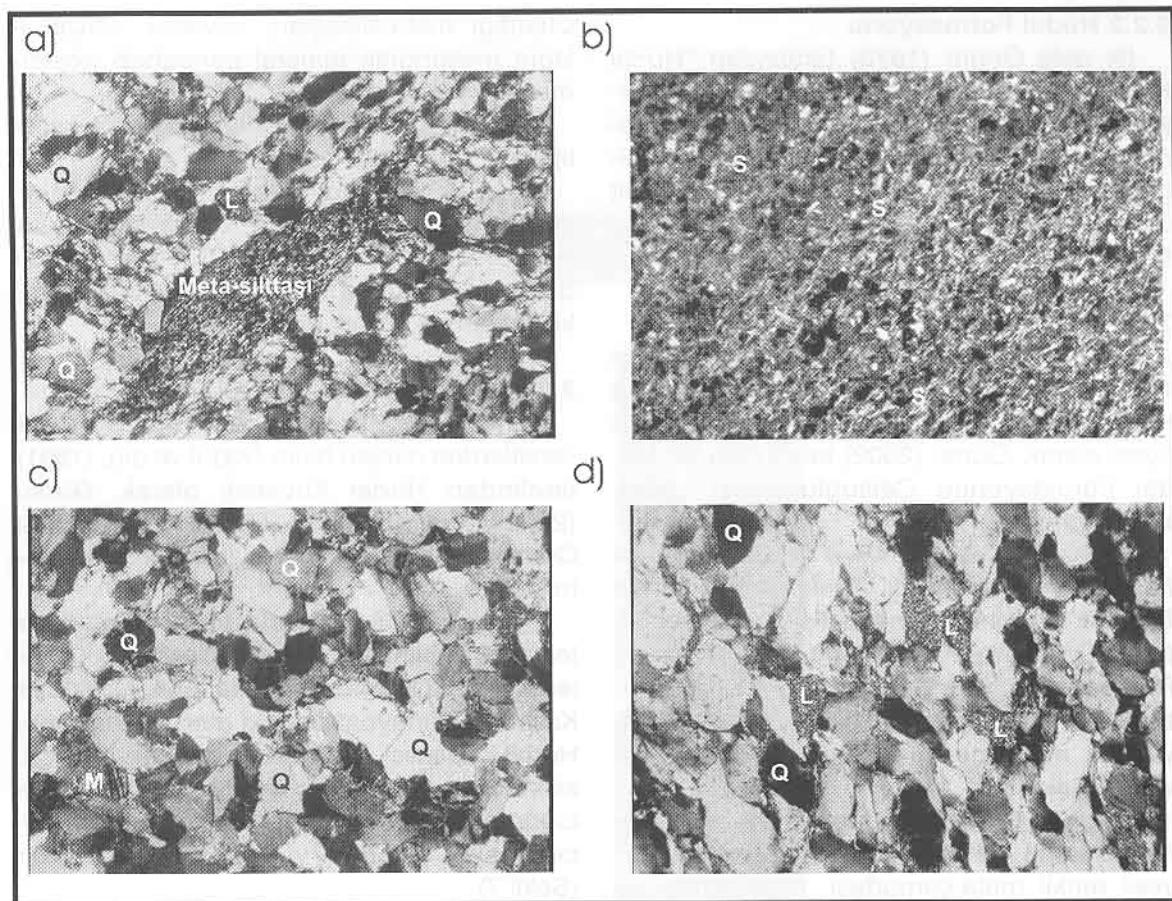
Tanım ve Ad: Başlıca meta-kumtaşı ve kuvarsitlerden oluşan birim Özgül ve diğ. (1991) tarafından Hüdai Kuvarsiti olarak, Gürsu (2002) tarafından ise Hüdai Formasyonu Örenkaya Kuvarsit üyesi olarak tanımlanmıştır.

Tip Kesit: Çiloğlantılarla tepe - Akçapınar tepe, tip kesit olarak seçilmiştir. Ayrıca Çataltepe sırtı, Gök tepe, Kuzyaka tepe, Örenkaya Kasabası güneybatisındaki dere yamasında, Hüdai Kaplıçası - Demirlik T.'de; Sandıklı İlçesinin kuzey kesiminde ise Kızılıögrek T., Kurtluburun T., Taşoluk kasabası ve civarında incelemeye elverişli yüzeylenmeleri vardır (Şekil 7).

Kayatürü Özellikleri: Örenkaya Kuvarsit üyesi, kirli beyaz, açık beyaz, pembe, bordo, yer yer petrol yeşili renklerde meta-kumtaşından oluşur (Şekil 8). Yer yer birim içerisinde yeşil, bey, açık bordo renkli arduvaz bantları izlenmektedir. Özellikle Celiloğlu üyesi ile geçiş zonunda; yeşil, bordomsu yeşil renkli meta-silttaşları egemendir. Birimin üst seviyelerinde, ana litolojisi meta-kumtaşı oluşturmaktadır. Çapraz tabakalanma ve çapraz laminationlanma birim içinde sıkılıkla gözlenmektedir.

Petrografik olarak meta-kumtaşları, kuvars, mikroklin, plajiyoklaz mineralleri ile lidit ve meta-silttaşı gibi kayaç parçacıkları serizitik bir matriks ile bağlanmıştır (Şekil 9c). Birimin üst kesimlerinde izlenen kuvarsitler ise mozayik dokuya sahip olup, bileşenlerini başlıca kuvars olmak üzere daha az oranda izlenen alkali feldispat mineralleri ile lidit kayaç parçacıkları silisleşmiş bir matriks ile bağlanmıştır (Şekil 9d). Kuvars, mikroklin ve plajiyoklaz klastları, STK'ne ait birimlerden tü-

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları



Şekil 9 : Sandıklı GB'sında yüzeylenen Erken Kambriyen yaşlı Hüdai Formasyonu Celiloğlu Üyesine ait meta-kumtaşları (a), meta-silttaşları (b), Örenkaya Kuvarsit Üyesini oluşturan kuvarsitler (c-d); Q-kuvars, M-mikroklin, S-serizit, L-lydit (çört) tanesi.

Figure 9 : The meta-sandstones of the Early Cambrian Celiloğlu member of the Hüdai Formation (a), meta-siltstones (b), quartzites of the Örenkaya Quartzite member (c, d). Q-quartz, M-microcline, S-sericite and L-lydite grain.

remiş olmalıdır. Tali mineral olarak turmalin, zirkon ve opak mineraller izlenmiştir. Birim içerisinde ara katkılı ince seviyeler halinde izlenen meta-silttaşları (arduvaz oluşumları'nda, kuvars + serizit + klorit metamorfik mineral parajenezi gelişmiştir. Düşük dereceli metamorfizma geçiren Hüdai Formasyonunda, Sandıklı Temel Kompleksi Kestel Çayı Porfiroid Birliğine ait dinamik metamorfizma geçirmiş porfiroidler ile lidit ve meta-silttaşı gibi kayaç parçacıklarının yer alması, bu birimin çökelmesi sırasında Sandıklı Temel Kompleksinin taşınma alanında yer aldığı ve Paleozoyik yaşlı örtü birimlerinin çökelmesi öncesinde, dinamik metamorfizma geçirdiğinin bir göstergesi olarak değerlendirilmiştir (Gürsu, 2002).

Kalınlık: Örenkaya Kuvarsit üyesinin çalışma alanındaki görünürlük kalınlığı 75 metredir.

Ortam: Özgül ve dig. (1991)'e göre Örenkaya Kuvarsit üyesi içerisinde izlenen laminerlilik ve çapraz tabaklı kuvarsitler ve meta-silttaşlarının karadan taşınmanın egemen olduğu, siğ yüksek enerjili plaj ortamını yansıtır. Günay ve dig. (1995), muhtemel çökelme ortamının delta ile ilişkili olabileceğini, Dean ve Monod (1995) plaj ortamının karakterize edildiğini ve Derman ve Günay (1995) ise birimin delta ortamında (akarsu kanal veya ağız) çökelmiş olabileceğini belirtmişlerdir.

Dokanak İlişkileri, Fosil ve Yaş: Birim içerisinde çalışma alanında ve geniş yüzeylenmelerinin izlendiği Batı Toroslarda, herhangi bir

fosile rastanılmamıştır. Birimin, Batı Toroslarda Orta Kambriyen yaşlı Çaltepe Formasyonunu uyumlu olarak altlamasından dolayı Erken Kambriyen yaşlı olması gereği bir çok araştırmacı tarafından ifade edilmiştir (Özgül ve diğ., 1991; Dean and Özgül, 1994; Günay ve diğ., 1995; Dean and Monod, 1995; Kozlu and Göncüoğlu; 1995, 1997).

Deneştirme: Hüdai Formasyonu Celiloğlu Üyesi Karacahisar Kubbesinde yer alan Sarıcıçek formasyonunun Sarıcıçek üyesi ile Örenkaya Kuvarsit üyesi ise Sarıcıçek Formasyonunun Kocaosman üyesi ile deneştirilebilir. Birim Orta Toros kuşağında yaygın olarak izlenen Feke Kuvarsiti (Kozlu ve Göncüoğlu, 1997), Koçyazı Kuvarsiti (Özgül ve Kozlu, 2002) ve Güney Doğu Anadolu'da tanımlanan Zabuk Formasyonu (Tuna, 1974) ile eşdeğerdir.

3.2.3 Erken Kambriyen-Orta Ordovisiyen Birimleri

Hüdai Formasyonu, Toros kuşağı boyunca, Güneydoğu Anadolu'da ve Amanoslarda çok geniş bir alan kaplayan Erken-Geç Kambriyen yaşlı Çaltepe Formasyonu tarafından uyumlu olarak üzerlenir. Başlıca dolomit, neritik kireçtaşı ve en üst düzeylerinde alaca renkli yumrulu kireçtaşından oluşan Çaltepe Formasyonu, inceleme alanında Sandıklı ilçesinin güneybatısında dar bir alanda yüzeylenmektedir (Şekil 7). Dean ve Özgül (1994), gri renkli kireçtaşı seviyelerden aldıkları trilobitlere, Gedik (1989) ise yumrulu kireçtaşı seviyelerinden buldukları fosillere göre, bu alandaki Çaltepe Formasyonunun yaşının Orta Kambriyen'e kadar indiğini ifade etmişlerdir. Çaltepe Formasyonu, ankimetamorfik miltası, şeyl ve kumtaşı ardalanmasından oluşan Geç Kambriyen - Orta Ordovisiyen yaşlı Seydişehir Formasyonu ile geçişlidir. Sandıklı (Afyon) bölgesinde Erken Kambriyen - Orta Ordovisiyen yaşlı Seydişehir Formasyonu, Erken Liyas yaşlı İlyaslı Formasyonu tarafından açılı uyumsuz olarak örtülü (Şekil 8).

4. AFYON KUZEYİNDEKİ BİRİMLERİN İSTİF VE KAYATÜRÜ ÖZELLİKLERİ

Afyon yöresinde Kütahya-Bolkardağ Zonuna ait Mezosoyik birimlerin altında yaygın

olarak metamorfik temel kayaları yüzeylenmektedir (Şekil 10) (Özcan ve diğ., 1990; Göncüoğlu ve diğ., 1992).

Afyon yöresinde tabanı izlenemeyen Prekambriyen yaşlı temel, Turhan ve diğ. (2003) tarafından stratigrafik konumları, kayatürü özellikleri, ilksel ilişkili Paleozoyik örtü birimleri vb. gibi bulgulara bağlı olarak yeniden değerlendirilmiştir. Bu çalışmaya göre, Afyon Metamorfikleri olarak tanımlanan birimler; açık beyaz, grimsi beyaz renkli kuvars-albit-muskovit-biyotit-granat sist ile başlar. Bu birimler, beyaz-açık beyaz-gri renkli, foliasyon gösteren meta-kuvars porfir dayakları ve Na-amfibol içeren koyu yeşil renkli yapraklı meta-bazik bileşimli dayaklarca kesilmiştir (Şekil 10). İstif bu özellikler ile Prekambriyen yaşlı Sandıklı Temel Kompleksi ile deneştirilebilir (Gürsu and Göncüoğlu, 2001; Gürsu, 2002; Gürsu ve diğ., 2003; Turhan ve diğ., 2003). İhsaniye ilçesinin kuzeybatısında Yiğitpinarı-Kadımürsel köyleri arasında, Bayat ilçesinin güneybatısında, Deliklitaş Tepenin güneyinde, Doğanlar Köyü civarında temel birimlere ait kuvars-albit-muskovit-biyotit-granat sistleri kesen Prekambriyen yaşlı felsik bileşimli meta-granitik ve meta-bazik kayalar, birlikte yoğun deformasyon geçirmiş ve foliasyon kazanmış olup, şiddetli polifaz kıvrım geometrisi gösterirler. İhsaniye ilçesinin kuzeybatısında, Prekambriyen yaşlı temel, siyah-koyu kahve renkli, laminalı kuvarsit ile başlayan ve temel birimleri üzerinde ondülasyonlu bir geometri sunan klorit-sist ve kuvars-muskovit sist ile devam eden olası ?Orta Devoniyen yaşlı Çalıslar formasyonu ile uyumsuz ilişkilidir (Şekil 10). İhsaniye ilçesinin kuzeyinde de gözlenen, alta Prekambriyen yaşlı temel birimleri, üstte Üst Permiyen yaşlı Eldeş formasyonu ile uyumsuz ilişkili olan bu istifin yaşı bilinmemekte olup geçici olarak Orta Toroslarda yaygın olarak gözlenen Devoniyen yaşlı birimlerle korrele edilmiştir (Turhan ve diğ., 2003). Bu birim; İhsaniye civarında tabanında Prekambriyen temel'e ait kayaç parçacıkları içeren oldukça ezilmiş bir taban çakıltaşlı niteliğindeki meta-konglomera ile başlayan Üst Permiyen yaşlı Eldeş formasyonu tarafından uyumsuz olarak örtülü (Özcan ve diğ., 1990; Göncüoğlu ve diğ., 1992; Göncüoğlu ve diğ., 2001, 2003) (Şekil 10).

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

YAŞ	FORMASYON	LİTOLOJİ	AÇIKLAMALAR	FOSİLLER
Triyas (Skityen-Anziyen)	Kıyar Formasyonu		Açık gri renkli meta-tüp, yeşil koyu yeşil renkli meta-bazik arabantlı; bey-koyu bey renkli dolomitik kristalize kireçtaşı ara seviyeli koyu gri-füme ve şarabi renkli sleyt; mika-şist/kuvarsit ardalanması	<i>Glomospira sinensis</i> HO, <i>Glomospirella shengi</i> HO. <i>Glomospira</i> sp.
Üst Permien	Eldeş Formasyonu		Beyaz, gri renkli kristalize kireçtaşı, kuvarsit, kuvarsit mika-şist, meta-kuvarsit porfir çakılları içeren meta-çakıltası UYUMSUZLUK Açık beyaz/kirli beyaz renkli kristalize kireçtaşı, kalkıştır	(Özcan ve diğ. 1989) <i>Pseudoschwagerina</i> sp. <i>Pseudofusulina</i> sp. <i>Parafusulina</i> sp.
Orta Devoniyen(?)	Çalışlar Formasyonu		Gri-koyu gri renkli killi kristalize kireçtaşı, kalkıştır Açık kahve, pembe-bej renkli kuvarsit çakılılı kuvarsit Koyu kahve-grimsi kahve renkli kuvarsit, kuvarsit, mika-şist, meta-kuvarsit porfir çakılları içeren meta-çakıltası UYUMSUZLUK Siyah, kahve, bey, kirli beyaz renkli laminalli kuvarsit arabantılı gri renkli albit porfiroblastlı klorit şist, mika-kuvarsit şist ardalanması	Tetrataxis sp. <i>Bedeeina</i> sp. <i>Stafella</i> sp. <i>Schwagerina</i> sp. <i>Hemigordius</i> sp. <i>Nankinella</i> sp. <i>Golomospira</i> sp. <i>Globivlavulina</i> sp.
Precambrian	Afyon Metamorfikleri Temel		UYUMSUZLUK Beyaz-açık gri renkli albit porfiroblastlı meta-kuvarsit porfir Koyu yeşil renkli Na-Amfibol içeren meta-bazik bileşimli dayak Açık beyaz-grimsi beyaz renkli kuvarsit-albit-mika granat şist ÖLÇEKSİZ	

Şekil 10 : Afyon bölgesindeki temel birimlerinin ve örtülerinin sadeleştirilmiş dikme kesiti (Turhan ve diğ., 2003'ten sadeleştirilmiştir).

Figure 10 : Simplified stratigraphic columnar section of the basement and cover units in Afyon area (simplified after Turhan et al., 2003).

Bayat ilçesinin güney kesiminde Prekambriyen yaşlı temel; açık beyaz, grimsi beyaz renkli kuvars-albit-muskovit-biyotit-granat şistler ve onları yoğun olarak kesen deformelmiş ve foliasiyon kazanmış meta-kuvars porfir dayaklarından oluşur. Bu yörede de benzer şekilde Prekambriyen yaşlı temel'e ait birimler, Üst Permiyen yaşlı meta-çakıltashları ile başlayan Eldeş formasyonu ile uyumsuz olarak örtülü (Turhan ve diğ., 2003).

Altıntaş ve İşehisar ilçelerinin güneybatısında ise, Prekambriyen temel'e ait kuvars-albit-muskovit-biyotit-granat şistler ve meta-granitik kayalar, mor-bordo renkli kuvarsit ve kuvars taneleri içeren ince çakıllı seviyeli kuvarsitler ve üstte doğru kalk-şist aralıktır gri renkli kristalize kireçtaşları ve açık beyaz-kirli beyaz renkli kristalize kireçtaşları ile devam eden Üst Permiyen yaşlı Eldeş formasyonu tarafından uyumsuz olarak örtülü. Bu Üst Permiyen istifi de Skityen-Anisiyen yaşlı Kiyır formasyonu ile uyumsuz olarak üzerlenir (Şekil 10).

5. SULTANDAĞLARI YÖRESİNDEKİ BİRİMLERİN İSTİF VE KAYATÜRÜ OZELLİKLERİ

Afyon güneydoğusunda yer alan SultanDağıları bölgesinde Geyikdağı Birliği ve Bolkar Dağı - Aladağ Birlikleri yüzeylenmektedir (Özgül ve diğ., 1991). Bu alanda Geyikdağı Bölgesine ait SultanDağı Biriminin ve Bolkar Dağı-Aladağ Bölgesine ait Doğanhisar Biriminin temelinde düşük dereceli metamorfik kayalar ve Paleozoyik örtü birimleri yer almaktadır.

Sultandağı Biriminin temel kayaları olasılıkla Prekambriyen yaşlı Gökoluk Formasyonu (Özgül ve diğ., 1991) ile başlar. Tabanı izlenemeyen birim, Çay - Yarikkaya yolun üzerinde güzel yüzeylenmeler verir. Özellikle Çay Deresi - Kirazlı deresinin birleştiği kesimde, Kaplanyağı Tepesi mevkisinde ve Kireçlik Deresi civarında incelemeye elverişli referans kesitleri yer almıştır. Düşük dereceli metamorfizma gösteren silisiklastik kayalardan oluşan birim içerisinde oldukça kalın ankeritik mercekler gelişmiştir. Yeşil-grimsi yeşil renkli meta-silttaşı/yeşil-bejimsi gri renkli meta-kumtaşı ardalanması ile devam eden birim,

üstte doğru kuvarsitik bir ara seviye ile siyah renkli ludit (çört) merceklerine geçer. İstif bu özelliklerle Sandıklı bölgesinde yüzeylenen Sandıklı Temel Kompleksinin meta-sedimentler kayalarını oluşturan Güvercinoluk formasyonunun alt seviyeleri ile denestrilebilir. Bu alandaki temel birimleri, olasılıkla Üst Devoniyen yaşlı kuvarsitler ile örtülü.

Doğanhisar İlçesinin güneydoğusundaki yüzeylenmelerinde birimin tabanı izlenmemektedir. Bu alanda gözlenen istif, alttan üstte doğru, yeşil-bejimsi yeşil renkli meta-silttaşı/bej-yeşilimsi beyaz renkli meta-kumtaşı ardalanması ile başlar. Üstte doğru gri-grimsi beyaz renkli kuvarsitler ile devam eden istif, beyaz renkli kristalize kireçtaşları ile geçişlidir. Grimsi-yeşil, beyimsi yeşil renkli meta-silttaşları içerisinde oldukça kalın yüzeylenmeleri izlenen ankeritik oluşumlar yer almıştır. Doğanhisar bölgesinde tabanda yüzeylenen kayatürleri, Sultandağı birimlerinin temelinden kayatürü olarak biraz farklılık göstermektedir. Birim içerisinde izlenen ankeritik oluşumlar, Sultandağlarında da geniş alanlar kaplamaktadır. Bu alanda yüzeylenen kayatürleri, olasılıkla Sultandağlarında izlenen Gökoluk Formasyonunun daha üst kesimlerini karakterize etmektedir. Birim bu özellikleri ile Emirgazi Grubu Kozan Formasyonu Oruçlu üyesi (Özgül ve Kozlu, 2002) ile korale edilebilir. Bu alanda istif olasılıkla Devoniyen yaşlı laminalı kuvarsitler ile uyumsuz olarak üzerlenir. İstif Alt Karbonifer yaşlı kırintılı ve karbonatlarla devam eder.

TARTIŞMA VE SONUÇLAR

Yukarıda kayatürü, stratigrafik ve yapısal nitelikleri ayrıntılı olarak tanıtılan birimlerin özellikleri özetlenirse, Karacahisar Kubbesi, SultanDağıları batısı ve Sandıklı yöresinde Özgül (1976)'nın Geyikdağı Bölgesine ait farklı tektonik dilimlerde, SultanDağıları doğusunda Bolkar Dağı/Aladağ Bölgesine, Afyon yöresinde ise Bolkar Bölgesine veya Kütahya-Bolkar Dağı Zonuna (Göncüoğlu ve diğ., 1997) ait dilimlerde çeşitli Prekambriyen ve Erken Paleozoyik yaşlı kayalar yer almaktadır. Buna göre hidrokarbon potansiyeli açısından ortak özellik ise, temel birimlerin çok evreli; Alt Paleozoyik örtü birimlerinin ise metamorfik

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

oluşu, yani aşırı olgunluk sınırlarının da üstünde metamorfizma geçirmiş olmalarıdır.

Bu birimlerden Sandıklı yöresindekiler en ayrıntılı olarak incelenmiş olanlardır (Gürsu ve Göncüoğlu, 2001; Gürsu, 2002; Gürsu ve dig., 2003). Bu alanda, Panafrikan magmatizması ve metamorfizması geçirmiş bir temel ile bunun üzerinde uyumsuzlukla yer alan Alt Kambriyen-Ordovisiyen yaş aralığında çökelmiş düzenli bir istifin varlığı belirlenmiş olup, bu alan tüm Toroslarda yapılacak korreasyonlar için anahtar niteliği kazanmıştır.

Karacahisar Kubbesindeki İncedere Tektonik Dilininin alt bölümünde yer alan, yaşı kanıtlanmamış ve öncel çalışmalarda Sarıcıçek Şistleri olarak tanımlanan birim, Sandıklı yöresindeki yaşı belirlenmiş Erken Kambriyen yaşılı birim (Hüdai Formasyonu) ile korrele edilebilir. Bu iki tektonik dilimde Erken Kambriyen- Orta Ordovisiyen örtülerini özdeştir.

Eldere Tektonik Dilininin temelinde ise kırintılı kayalar ve bunları kesen bazik dayklar içeren düşük dereceli metamorfik Bozburun Şistleri yer almaktır olup, birim öncel çalışmalara göre Alt Karbonifer yaşılı Orbucak Formasyonu ile diskordan olarak örtülüdür. Ancak bu dokanak, çalışmanın ikinci yazarı tarafından tektonik olarak değerlendirilmektedir. Dolayısı ile birimin Prekambriyen yaşı, Sandıklı Temel Kompleksi ve Afyon yöresindeki Prekambriyen temele ait birimlerle korrele edilerek verilebilmektedir.

Sultandağlarının batısında Sultandağı Biriminin alt bölümündeki metamorfik kayalar, Sandıklı yöresindeki Prekambriyen yaşı Güvercinoluk formasyonu ile benzer kayatürleri içerir. Bu alanda temel, Alt Paleozoyik istifleri olmaksızın Devoniyen yaşılı kırintılılarla uyumsuz olarak örtülüdür. Sultandağlarının doğusundaki Doğanhisar biriminde ise temelde metakirintili ve metakarbonat kayaları yaygındır ve istif Prekambriyen kırintılılarının üst kesimi karşılık gelir. Bu alanda da temel üzerinde Devoniyen birimleri uyumsuz olarak yer alır.

Afyon bölgesinde Kütahya-Bolkardağ Birimi içinde yer alan birimlerin en belirgin özellikleri ileri dereceli metamorfizma göstermele ve Alt Paleozoyik örtü istiflerini içermemeleidir. Bu alanda temel birimleri üzerinde yer

alan ilk birimi, koyu renkli, laminalı kuvarsit ile başlayıp klorit-şist ve kuvars-muskovit şist ile devam eden ve yaşı belirlenemeyen bir istif oluşturur. Bu istifin deformasyon ve metamorfizması daha alta yer alan kayalardan farklı olduğu gibi, temel kayaların içinde yaygın olarak izlenen diyabazlar bu birimi kesmezler. Bir diğer önemli fark, bu istifin felsik magmatik kayalar içermemesi, aksine bu kayalara ait kırintıları taşımasıdır. Bu nedenle, söz konusu kırintılı istifin Afyon yöresindeki Sandıklı Temel Kompleksi üzerinde uyumsuz olduğu düşünülmektedir. Bu istif, geçici olarak Sultandağlarındaki benzer istiflerle korrele edileerek Orta Devoniyen'e atfedilmiştir (Turhan ve dig., 2003). Afyon yöresinde yukarıda sözü edilen birimler üzerinde açısal uyumsuzlukla yer alan ve yaşı belirlenebilen ilk istif, Üst Permiyen yaşılı Eldeş Formasyonudur (Özcan ve dig., 1990). Eldeş Formasyonu ve üzerine gelen Alt Triyas yaşılı birimler yüksek basınç-düşük sıcaklık Alpin metamorfizmasından etkilenmiştir (Candan ve dig., 2002). Ancak birimin taban çakıltaşlarında, daha alta yer alan ve daha ileri metamorfik birimlerin çakılları yaygındır. Bu gözlemler, Afyon yöresindeki temel birimlerinin Sandıklı Temel Kompleksi ve Bozburun Şistleri ile benzer kayatürleri içerdiklerini ve Prekambriyen metamorfizmasından daha şiddetli etkilendiklerini, üzerlerine gelen ilk çökel istifin ise diğer yörelerdeki Alt Paleozoyik istiflerden farklı kaya türleri kapsadığını ortaya koymaktadır. Bu verile-re ek olarak, Afyon yöresindeki Alpin metamorfizmanın sözü edilen diğer alanlarda hiç etkili olmaması çok belirgin bir diğer faktır. Gerek stratigrafik istiflerdeki, gerekse metamorfizmalardaki bu farklılıklar, Afyon yöresindeki temel birimler ile Sandıklı ve Karacahisar Kubbesindeki Panafrikan temel ve Paleozoyik örtü birimlerinin orijinal olarak Torit-Anatolit Platformunun farklı kesimlerinde gelişmiş olabileceğini göstermektedir. Bu yorum birimlerin Mezozoyik istifleri dikkate alındığında daha da güçlenmektedir. Özgül (1976) tarafından Orta Toroslar için ortaya konan ve Göncüoğlu ve dig. (1997) tarafından Kütahya-Bolkardağ alanına taşınan modele göre, Sandıklı ve Karacahisar alanındaki tektono-

stratigrafik birimler (Geyikdağı Birliği) orjinal olarak Torosların merkezi kısmında yer alırken, Afyon kesimini de içine alan Kütahya-Bolkardağı Zonu birimleri Torit-Anatolit Platformunun kuzey kenarını temsil etmektedir. Bu birimlerin yanyana gelmeleri Alpin dönemdeki sıkışmaya bağlı alloktonlaşma ile ilişkilidir (Göncüoğlu ve diğ., 1997). Afyon ve kısmen Sultandağı gibi Torit-Anatolit Platformun daha kuzeyindeki kesimlerde oluşturduğu varsayılan birimlerde Alt Paleozoyik (Kambriyen ve Ordovisiyen) kayaları gözlenmez. Bu zaman aralığında Torosların kuzeye bakan bir havza kenarını oluşturduğu (Kozlu ve Göncüoğlu, 1997) kabul edilirse, bu havzada Alt Paleozoyik birimlerinin çökelmemiş olmaları beklenmez. Dolayısı ile, bu birimlerin çökelmiş oldukları ancak Orta Devoniyen transgresyonu öncesinde bölgesel bir yükselmeye bağlı olarak aşındıkları düşünülmektedir. Kısamen Doğu Toroslarda da etkileri gözlenen (Kozlu ve Göncüoğlu, 2001) bu bölgesel yükselme diğer alanlarda da kanıtlanırsa, Torit-Anatolit Platformunda Orta Devoniyenin hemen öncesinde önemli bir tektonik olayın varlığına işaret eder.

Sonuç olarak, Torit-Anatolit platformunun batı kesimindeki farklı tektonik birliklerde yer alan temel kayaların ve Alt Paleozoyik örtülerinin stratigrafik ve kayatürü özelliklerinin korelasyonu yapılmış ve aşağıdaki sonuçlara ulaşılmıştır.

1- Öncel çalışmalarda öne sürülenin aksine İncedere Tektonik Diliminin alt kesimindeki Sarıcıçek formasyonunun üst bölümünde izlenen çakılı seviyelerin bir uyumsuzluğu yansımadığı, bu çakıltashlarının birim içerisinde kütle akması sonucu gelişmiş bir kanal dolgusu olduğu belirlenmiştir. Bu durumda İncedere Tektonik Diliminde yüzeylenen en alt birimler Erken Kambriyen yaşılı olup Torosların Panafrikan temeline dahil edilmemelidir.

2. Eldere Tektonik Diliminin temelinde yer alan Bozburun Şistleri kayatürleri itibariyle Torosların Panafrikan temel birimleri ile benzeşmektedir.

3- Sandıklı yöresinde yer alan Panafrikan temel kayaları metakırıntıları ve bunları kesen porfiroyitlerden oluşur. Bu temel Erken Kambriyen yaşılı örtü birimlerinin çökelmesi

öncesinde dinamik metamorfizmaya uğramıştır.

4- Orta Torosların batısında Prekambriyen ile Alt Kambriyen arasında bir Panafrikan uyumsuzluğu vardır. Benzer bir uyumsuzluğun varlığı Doğu Toroslardaki yüzeylenmelerde Özgül ve Kozlu (2002) tarafından da belirlenmiştir.

5- Afyon, Sandıklı ve Bozburun da farklı kayatürlerini kapsayan Prekambriyen temel kayalarının varlığı, Alt Paleozoyik istiflerinin Torit-Anatolit Platformunun farklı kesimlerinde, homojen olmayan bir temel üzerinde, önemli bir aşınma evresi ardından çökeldiğini gösterir. Sandıklı bölgesinde yapılan metamorfizma çalışmalarına göre (Bozkaya ve diğ., 2003) bu alanda Panafrikan temelin Alt Kambriyen öncesinde birkaç kilometre aşınmış olması gerekmektedir.

6- Karacahisar Kubbesi ve Sandıklı yöresindeki Alt Kambriyen - Orta Ordovisiyen örtü birimleri aynı havzanın ürünüdür ve özdeş bir istiflenme sunarlar. Buna karşılık, Afyon ve Sultandağlarında Alt Paleozoyik birimleri Orta Devoniyen transgresyonu öncesinde yükselmiş ve aşınmıştır.

7- İnceleme alanındaki birimler, ya Alt Paleozoyik bölgelerinin metamorfik olması veya aşındırılmış olması nedeni ile hidrokarbon potansiyeli açısından önem arz etmemektedir.

Orta Torosların batı kesiminde yürütülen bu araştırmaların daha da detaylandırılarak Torosların diğer bölgelerine taşınması gerekmektedir. Bu durumda, Türkiye'nin de içinde yer aldığı kuzey Gondvana'nın jeolojik evrimi çok daha iyi anlaşılabilecektir.

KATKI BELİRLEME

Bu çalışma, MTA Genel Müdürlüğü MAT Dairesinin 16AZ nolu Bilimsel Araştırma Projesi ve Jeoloji Etüdleri Dairesinin 1/100.000 ölçekli jeoloji haritaları revizyonu projeleri kapsamında yürütülmüştür. Yazarlar projenin laboratuvar çalışmalarına destek olan Jeo. Yük. Mühendisi Asuman Besbelli'ye (MTA) ve makaleyi eleştirel bir yaklaşımla inceleyen Jeoloji Mühendisi A. Sait Böyükbaş (TPAO) ve Jeoloji Mühendisi Halit Alkan'a (TPAO) teşekkür ederler.

DEĞİNİLEN BELGELER

- Atan, O., 1969, Eğriibucak - Karacaören (Hassa) - Ceylanlı - Dazevleri (Kırıkhan) arasındaki Amanos dağlarının jeolojisi: MTA Yayıni, c.139, s. 85
- Bozkaya, Ö., Gürsu, S., ve Göncüoğlu, M.C., 2003, İç Batı Anadoludaki (Sandıklı-Afyon yöresi) Prekambriyen-Mezozoyik yaşılı birimlerin çok düşük dereceli metamorfizma evrelerine ilişkin mineralojik ön bulgular: 56. Türkiye Jeol. Kurult., Bildiriler Kitabı, s. 69-72.
- Brunn, J.H., Dumont, J.F., Graciansky, P.C., Gutnic, M., Juteau, T., Marcoux, J., Monod, O. ve Poisson, A., 1971, Outline of the Geology of the Western Taurides. Geology and History of the Turkey: ed: Campbell, A.S., Guidebook for the 13th field session of PESL, Tripoli, s. 225-255.
- Candan O., Çetinkaplan M., Oberhaensli R. ve Rimmele, G., 2002, Fe-Mg Carpholite occurrences as a record of Alpine low-grade high-P/Low-T metamorphism in Triassic metasediments of Afyon Zone: Turkey. 55. Geological Congress of Turkey, Abstracts, Ankara, s. 47-49.
- Dean, W. T. ve Monod, O., 1970, The Lower Paleozoic stratigraphy and faunas of the Taurus Mountains near Beyşehir: Turkey: Bull. Brit. Mus. Nat. His. Geol., c.19-8, s. 414-426.
- Dean, W. T. ve Özgül, N., 1981, Orta Toroslar'da Çaltepe Formasyonu'nun Başbaşı (Hadim - Konya) bölgesindeki yüzeylemesinde bulunan Orta Kambriyen trilobitleri: M.T.A. Dergisi, c.92, s. 1-6.
- Dean, T. W., Monod, O. ve Perinçek, D., 1981, Correlation of Cambrian and Ordovician rocks in Southeastern Turkey: T.C. Petrol İşleri Genel Müdürlüğü Dergisi, Ankara, No:25, s. 269-291.
- Dean, T. W. ve Özgül, N., 1994, Cambrian rocks and faunas, Hüdai area, Taurus Mountains, southwestern Turkey: Bull. Institut Royal des Sciences Naturelles de Belgique, Sciences de la Terra, c.64, s. 5-20.
- Dean, T. W. ve Monod, O., 1995, Geological excursion: Hüdai - Sandıklı area: IGCP Project 351-Early Paleozoic Evolution in NW Gondvana Excursion Guide Book, s. 10-13.
- Demirtaşlı, E., 1967, Pınarbaşı-Sarız-Mağara civarının jeoloji raporu: MTA Rapor No: 1935.
- Derman, A. S. ve Günay, Y., 1995, Environmental consideration of Hüdai, Çaltepe and Seydişehir formations in Hüdai area: IGCP Project 351-Early Paleozoic Evolution in NW Gondwana Excursion Guide Book, s. 14.
- Dumont, J. F., 1972, Découverte d'un horizon du Cambrien à Trilobites, dans l'autotrone du Taurus de Psidie, région d'Eğridir, Turquie: C. R. Acad. Sci., Paris, c.274, s. 2435-2438.
- Dumont, J. F. ve Lys, M., 1973, Description de la série Carbonifére du Gök Dağ (Viséen-Başkiriyen) située dans l'autochtonne du Taurus de Psidie, (Göller Bölgesi), Turquie: 50. Yıl Yerbilimleri Kongresi, Ankara, s.192-199.
- Dumont, J. F. ve Kerey, E., 1975, Eğridir gölü güneyinin temel jeolojik etüdü: Türkiye Jeoloji Kurumu Bülteni, c.18, s. 169-174.
- Dumont, J. F., 1976, Etudes géologiques dans les Taurides occidentales: Les formations Paleozoïques et Mésozoïques de la coulée Karacahisar (Province d'Isparta, Turquie): PhD. These, Univ. Paris-Sud. Orsay, s. 213.
- Dumont, J. F., 1978, Karacahisar Kubbesi içinde (Isparta Bölgesi-Türkiye) yüzeylenen iki tip Paleozoyik taban ve bunların Orta Triyastan önce meydana gelen eski tip tektonik hat tarafından ayrılmaları: Maden Tetkik Arama Enstitüsü Dergisi, Ankara, c.90, s. 74-78.
- Erdoğan, B., 1982, Bitlis Masifinin Avnik (Bingöl) yoresinin jeolojisi ve yapısal özelilikleri: Ege Üniversitesi Yer Bilimleri Faaliyetleri Doçentlik Tezi, s. 106 (Yayınlanmamış).
- Erdoğan, B., Güngör, T., Uchman, A. ve Özgül, N., 2000, Afyon - Sandıklı bölgesindeki alt Kambriyen kayaları: 53. Türkiye Jeoloji Kurultayı Bildiri Özleri, s. 175.
- Gedik, İ., 1989, Batı Toroslar Kambriyen'inde Hadimopanellid biyostratigrafisi:

- Kambriyen'de yeni bir biyostratigrafik zonlama: Türkiye Jeoloji Bülteni, c.32, s. 65-78.
- Göncüoğlu, M.C., 1997. Distribution of Lower Paleozoic rocks in the alpine terranes of Turkey; paleogeographic constraints: In: Early Paleozoic Evolution of NW Gondwana: ed: Göncüoglu, M.C., Derman, A.S., T. Assoc. Petrol. Geol., Spec. Publ, c.3, s. 11-23.
- Göncüoğlu, M. C., Özcan, A., Turhan, N. ve Işık, A., 1992, Stratigraphy of the Kütahya region. A Geotraverse accross suture zones in NW Anatolia: General Directorate and Mineral Research Exploration Special Publication-Guide Book, s.3-8.
- Göncüoglu M.C., Dirik K. ve Kozlu H., 1997, General Characteristics of pre-Alpine and Alpine Terranes in Turkey: Explanatory notes to the terrane map of Turkey: Annales Geologique de Pays Hellénique, c.37, s. 515-536.
- Göncüoğlu, M.C. ve Kozlu H., 2000. Early Paleozoic evolution of the NW Gondwanaland: data from Southern Turkey and surrounding regions: Gondwana Research, c.3, s. 315-324.
- Göncüoğlu, M. C., Turhan, N. ve Tekin, U. K., 2001, New stratigraphic and paleontologic results from the northern edge of the Tauride-Anatolide Platform: implication for the Triassic rifting and opening of teh neotethyan Izmir-Ankara ocean in Turkey: Stratigraphic and structural evolutin on the Late Carboniferous to Triassic continental and Marine Successions in Tuscany (Italy). Regional Reports and General Correlation International Meeting, Siena (Italy) Abstract, s. 42-43.
- Göncüoğlu, M. C., Turhan, N. ve Tekin, U. K., 2003, Evidence for the triassic rifting and openning of the Neotethyan Izmir-Ankara Ocean and discussion on the presence of Cimmerian events at the northern edge of the Tauride-Anatolide platform, Turkey: Boll. Soc. Geol. It., Special Volume, c.2, s. 203-212.
- Gürsu, S. ve Göncüoğlu, M. C., 2001, Characteristic features of the Late Precambrian felsic magmatism in Western Anatolia: implications for the Pan - African evolution in NW Peri-Gondwana: Gondwana Research, c.4, s. 169-170.
- Gürsu, S., 2002, İç Batı Anadolu (Afyon GB'si) bölgesinde yüzeylenen Paleozoik öncesi magmatik kayaçların jeolojisi ve petrojenezi: Doktora Tezi, H.Ü. Fen Bilimleri Enstitüsü, Ankara, s. 204 (Yayınlanmamış).
- Gürsu, S., Göncüoğlu, M.C. ve Bayhan, H., 2003, Sandıklı (Afyon) bölgesinde yer alan Geç Prekambriyen - Erken Paleoyik yaşılı birimlerin jeolojisi ve deformasyon özellikleri: 56. Türkiye Jeoloji Kurultayı Bildiri Özleri, Ankara, s. 3-8.
- Gutnic, M., Monod, O., Poisson, A. ve Dumont J.F., 1979, Geologie des Taurides occidentales (Turquie) : Société Géologique de France, Memoire, c.137, s. 112.
- Günay, Y., Derman, A. S., Kozlu, H., Göncüoğlu, C. M. ve Gül, M. A., 1995, Stratigraphy of Lower Paleozoic in Southern Turkey: IGCP Project 351-Early Paleozoic Evolution in NW Gondwana Excursion Guide Book, s. 3-9.
- Haude, H., 1968, Zur Geologie des mittleren Sultan Dağ sudwestlich von Akşehir (Türkei): Unveröffentl. Dissertation, Münster.
- Haude, H., 1969, Das Alt - Paleozoikum bis Silurium in der Türkei - Zbl. Geol. Paläont. Teil: c.4, s. 702-719.
- Haude, H., 1972, Stratigraphie und Tektonik des südlichen Sultan Dağ (SW-Anatolien): Deutsch. Geol. Ges., c.123, s. 411-421.
- Helvacı, C., 1983, Bitlis Masif Avnik (Bingöl) metamorfik kayalarının petrojenezi: Türkiye Jeoloji Kurumu Bülteni, c.26, s. 117-132.
- Kellogg, H. E., 1960, The geology of the Derik-Mardin area, southeastern Turkey: Rep. Explor. Div. Am. Overseas Petr. Ltd., Ankara (yayınlanmamış).
- Ketin, İ., 1983, Türkiye Jeolojisine genel bir bakış. İTÜ Yayınları No 1259. 595s.
- Kozlu, H. ve Göncüoğlu, M. C., 1995, İnfra-cambrian Hüdai area in Sandıklı: IGCP Project 351-Early Paleozoic Evolution in NW Gondwana Excursion Guide Book, s. 15-16.

Orta torosların batı kesimindeki temel kayaları

- Kozlu, H. ve Göncüoğlu, M. C., 1997, Stratigraphy of the Infracambrian rock-units in the Eastern Taurides and their correlation with similar units in Southern Turkey: ed: Göncüoğlu, M.C., Derman, A. S., Early Paleozoic Evolution in NW Gondwana, Turkish Association Petroleum Geologists Special Publication, c.3, s. 50-61.
- Kozlu, H. ve Göncüoğlu, M.C., 2001, Geological evolution of the Taurides during the Infracambrian to Carboniferous period: a Gondwanan perspective. 4th Int. Symposium on the Eastern Mediterranean Geology. 21-25 May 2001, Isparta, Abstracts, s. 14-15.
- Kozlu, H., Göncüoğlu, M.C., Sarmiento, G. ve Güçlü, M.A., 2002. Mid-Ordovician (Late Darriwilian) conodonts from the southern Central Taurides, Turkey: geological implications. T. Jr. Earth. Sci., c.11, s. 113-126.
- Kröner, A. ve Şengör, A. M. C., 1990, Archean and Proterozoic ancestry in late Precambrian to early Paleozoic crustal elements of southern Turkey as revealed by single zircon dating: Geology, c.18, s. 1186-1190.
- Moses, H.F., 1934, Geological report on the Mardin-Cizre region, southeastern Turkey: MTA Rapor No: 212, Ankara (Yayınlanmamış).
- Öngür, T., 1973, Batı Toroslar, Isparta bükümü kuzey kenarı çevresinde jeolojik gelişme: Cumhuriyetin 50. Yılı Yerbilimleri Kongresi Tebliğler Kitabı, s. 95-102.
- Özcan, A., Göncüoğlu, M. C. ve Turhan, N., 1989, Kütahya - Çifteler - Bayat - İhsaniye - Yöresinin Temel Jeolojisi: MTA Raporu, No: 8118, s. 1-142 (yayınlanmamış).
- Özcan, A., Göncüoğlu, M. C., Turhan, N., Şentürk, K., Uysal, Ş. ve Işık, A., 1990, Konya-Kadınhan-IIğın dolayının temel jeolojisi: MTA Raporu, No:9535, s. 1-132 (yayınlanmamış)
- Özgül, N. ve Gedik, İ., 1973, New data on the stratigraphy and the conodont faunas of Çaltepe limestone and Seydişehir formation, Lower Paleozoic of Central Taurus Range: Türkiye Jeoloji Kurumu Bülteni, c.16, s. 39-52.
- Özgül, N., Metin, S., Göger, E., Bingöl, İ., Baydar, O. ve Erdoğan B., 1973, Tufanbeyli dolaylarının Kambriyen ve Tersiyer kayaları: Türkiye Jeoloji Kurumu Bülteni, c.16, s. 82-100.
- Özgül, N., 1976, Torosların bazı temel jeolojik özellikleri: Türkiye Jeoloji Kurumu Bülteni, c.19, s. 65-78.
- Özgül, N., Böyükbaş, S., Alkan, H. ve Öztaş, Y., 1991, Göller Bölgesi ve Ispartanın jeolojisi ve stratigrafisi: T.P.A.O. Arama Grubu, Rapor No: 3028 (yayınlanmamış).
- Özgül, N. ve Kozlu, H., 2002, Kozan-Feke (Doğu Toroslar) yörenin stratigrafisi ve yapısal konumu ile ilgili bulgular: Türkiye Petrol Jeologları Derneği Bülteni, c.14, s. 1-36.
- Öztürk, M. E., Dalkılıç, H., Ergin, A. ve Afşar, Ö. P., 1987, Sultandağı güneydoğusu ile Anamas dağı dolayının jeolojisi: MTA Rap. No: 8191, Ankara (Yayınlanmamış).
- Sarmiento, G. N., Göncüoğlu, M. C., Fernandez-Remolar, D. ve Garcia-Lopez, S., 1997, Small shelly fossils from the Çal Tepe Formation (late Lower Cambrian - Early Middle Cambrian) in its type locality, western Taurides (Turkey): ed: Grandal D'anglades, A., Guitérrez-Marcó, J. C., Santos Didalgo, L., Paleozoico Inferior del Noroeste de Gondwana, Soc. Espanola Paleont., Coruna, s. 113-115.
- Schmidt, G. C., 1965, Proposed rock unit nomenclature, Petroleum district, SE Turkey: Turkish Assoc. Petrol. Geol., Ankara (yayınlanmamış).
- Şenel, M., Dalkılıç, H., Gedik, İ., Serdaroglu, M., Böyükbaş, A. S., Metin, S., Esentürk, K., Bilgin, A. Z., Uğuz, M. F., Korucu, M. ve Özgül, N., 1992, Eğirdir-Yenişerbademli-Gebiz ve Geriş-Köprülü (Isparta-Antalya) arasında kalan alanların jeolojisi: MTA Rapor. No.9390, TPAO Rap No: 3132, s. 559 (Yayınlanmamış).
- Şenel, M., Gedik, İ., Dalkılıç, H., Serdaroglu, M., Bilgin, A. Z., Uğuz, F. M., Böyükbaş, S., Korucu, M. ve Özgül, N., 1996, Isparta bükümü doğusunda, otokton ve allokton birimlerin stratigrafisi (Batı

- Toroslar): Maden Tetkik Arama Enstitüsü Dergisi, c.118, s. 111-160.
- Tuna, D., 1974, VI. Bölge litostratigrafi birimleri adlamasının açıklayıcı raporu: TPAO, Ankara, s. 131.
- Turhan, N., Gürsu, S. ve Göncüoğlu, M.C., 2003, Afyon Yöresinde Prekambriyen Temel ve Üst Paleozoyik-Alt Mezosoyik örtüsünün stratigrafisi ve jeolojisi: Mersin Üniversitesi Müh. Fak. Jeoloji Mühendisliği Bölümü 10. Yıl Sempozyumu Bildiri Özleri Kitabı, s. 26-27.