



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه و چهارشنبه  
دانشگاه فردوسی مشهد



## میکروبايواستراتیگرافی و محیط رسوبی سازند کلات در برش تنگ چهچهه (شمال شرق مشهد) و مقایسه آن با برش الگو

\*وحیدی نیا- محمد ۱ ، صادقی- عباس ۲ ، شمیرانی- احمد ۳ ، آربایی- علی اصغر ۴ ، آدابی- محمد حسین ۵

۱: دانشگاه فردوسی مشهد ۲، ۳ و ۵: دانشگاه شهید بهشتی ۴: دانشگاه آزاد اسلامی مشهد

Vahidinia@yahoo.com

### چکیده :

سازند کلات در شرق حوضه رسوبی کپه داغ به خوبی گسترش داشته و به شدت صخره ساز می باشد . این سازند بیشتر از سنگ آهک ماسه ای ، سنگ آهک باپوکلاستی ، شیل و ماسه سنگ تشکیل شده است . در برش تنگ چهچهه، ضخامت سازند کلات ۱۶۹/۵ متر انداره گیری شده است . علیرغم کاهش ضخامت این سازند نسبت به برش الگو، هر شش پخش آن به خوبی دیده می شود . همانند برش الگو، مرز زیرین این سازند با سازند نیزار بصورت ناپیوستگی فرسایشی همراه با یک لایه از خاک قدیمه (Paleosol) می باشد . مرز فوقانی سازند کلات با رسوبات قرمز رنگ سازند پسته لیق بصورت هم شب و به احتمال زیاد با یک انقطاع رسوبگذاری همراه می باشد . سازند کلات دارای دو فاسیس اواری و کربناته می باشد . فاسیس اواری در یک محیط کم عمق ساحلی (Shoreline) و فاسیس کربناته در یک پلانفرم کربناته از نوع رمپ بر جای گذاشته شده است . در طی این تحقیق برای اولین بار تعداد ۳۲ جنس و ۲۵ گونه از فرمینیفرهای پلانکتونیک و بنتونیک در این برش تشخیص داده شده است . بر اساس شناسایی این فسیلهای و بویژه فسیلهای شاخصی مانند :

*Siderolites calcitrapoides*, *Gansserina gansseri*, *Rugoglobigerina rugosa*.

سن سازند کلات در این برش ماستریشتنین پسین تعیین شده است .

**کلید واژه ها:** کپه داغ، چهچهه، سازند کلات، ماستریشتن، پلانکتونیک، بنتونیک، پالئوسول .

### Microbiostratigraphy and depositional environment of Kalat Formation in Tang-e Chahchaheh (Northeast of Mashad) and have been compared with type locality .

#### Abstract :

The Kalat Formation is well exposed and cliff forming in the eastern Kopet-Dagh basin . This Formation is composed mainly of sandy Limestone, bioclastic Limestone, Sandstone and Shale. In Tang-e Chahchaheh section, the thickness of the Kalat Formation is 169.5 m . Despite of thickness reduction in Kalat Formation at this location, the six member can be identified . As type locality, the lower boundary of the Kalat Formation with the Neyzar Formation is disconformable (as a Paleosol) . The upper boundary of the Kalat Formation with the Pesteleigh Formation is disconformable and probably with a gap .

Two types of lithofacies including Siliciclastic and Carbonate were identified in the Kalat Formation . The siliciclastic parts of the Kalat Formation may have been deposited in a Shoreline environment, while the carbonate parts have been deposited in a shallow carbonate – platform (Ramp type) . In this present investigation, in addition, 38 genera and 27 species of benthonic and planktonic microfossils have been identified . On the base of index-fossils such as *Siderolites calcitrapoides*, *Gansserina gansseri*, *Rugoglobigerina rugosa*, the Late Maastrichtian age for the Kalat Formation can be determined .



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه‌یورماه  
دانشگاه فردوسی مشهد



**Keywords:** Kopet-Dagh, Chahchaheh, Kalat Formation, Maastrichtian, planktonic, benthonic, paleosol .

## مقدمه :

در مناطق شرق حوضه کپه‌داغ ارتفاعات صخره‌سازی دیده می‌شود که تشکیل دیواره‌های قائمی را در اکثر نقاط منطقه داده اند . این ارتفاعات که بیشتر از سنگ آهک ماسه‌ای و بیوکلاستی همراه با لایه‌های نازکی از شیل و ماسه‌سنگ تشکیل شده‌اند تحت عنوان سازند کلات نامگذاری شده‌اند . نام این سازند از ناویدیس کلات واقع در اطراف شهرستان تاریخی کلات نادری گرفته شده است . شهرستان کلات نادری در فاصله ۱۴۸ کیلومتری شمال شهر مشهد قرار گرفته است .

اگرچه نام این سازند از ناویدیس کلات و شهرستان تاریخی کلات نادری گرفته شده اما به دلیل اینکه بخش‌های بالایی سازند کلات در این منطقه گسترش نیافته و از طرفی بهترین رخنمون این سازند در تنگ نیزار دیده شده است لذا برش الگوی این سازند در محل تنگ نیزار واقع در ۱۱۲ کیلومتری جاده اصلی مشهد به سرخس انتخاب شده است .

در راستای انجام مطالعات فسیل شناسی و محیط رسوی سازند کلات، برش چینه شناسی تنگ چهچهه انتخاب و با فواصل منظمی نمونه برداری گردیده است . این برش در ۱۲۱ کیلومتری شمال شرق مشهد قرار گرفته است . برای رسیدن به این برش پس از طی حدود ۷۸ کیلومتر در مسیر جاده اصلی مشهد به کلات نادری به سه راهی سنگانه خواهیم رسید . چنانچه از محل سه راهی سنگانه در جهت شرق ۳۲ کیلومتر در جاده ای شوشه حرکت کنیم به روستای چهچهه خواهیم رسید . برش مورد نظر در ۱۱ کیلومتری جنوب شرقی این روستا و در محلی که فعالیتهای راه سازی باعث ایجاد تنگه باریکی در ارتفاعات صخره ساز شده، قرار گرفته است .

افشار‌حرب (۱۳۷۳) ضخامت این سازند را در تنگ چهچهه ۱۰۰ متر گزارش کرده است و آن را به دو بخش شامل بخش سنگ آهک زیرین و بخش شیل و سنگ آهک ماسه ای فوقانی تقسیم کرده است . هدف از این تحقیق، بررسی موقعیت چینه شناسی ، تغییرات عمودی و جانبی ، مطالعات دقیق فسیل شناسی به منظور تعیین سن سازند و پی بردن به جایگاه آن در ستون چینه شناسی کپه داغ و در نهایت بررسی و شناسایی میکرو‌فاسیسهای جهت تعبیر و تفسیر محیط رسوی این سازند می باشد . در این راستا تعداد ۶۰ نمونه از این برش برداشت شده که تعداد ۳۸ نمونه از آنها سنگی و ۲۲ عدد شیلی بوده است . از ۳۸ نمونه سنگی ۴۶ مقطع نازک تهیه شده است . نمونه‌های شیلی به روش شستشو (Washing) آماده و سپس بوسیله میکرو‌سکوب مطالعه شده اند . ماسه سنگها به روش فولک (۱۹۸۰) و سنگ آهکها به روش فولک (۱۹۶۲) و دانهام (۱۹۶۲) مطالعه و نامگذاری شده اند .

## مطالعات چینه شناسی و فسیل شناسی سازند کلات در برش تنگ چهچهه :

سازند کلات در این برش در یال شمالي آنتی کلینیال چهچهه با روند کلی شمال غربی-جنوب شرقی قرار گرفته است . امتداد طبقات N55W و شیب آنها ۲۶ درجه به سمت شمال شرق است . مختصات قاعده برش عبارت است از :

$$X=60^{\circ} 22' 10'' \quad Y=36^{\circ} 36' 30''$$



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه و پنجشنبه  
دانشگاه فردوسی مشهد



مرز زیرین سازند کلات با سازند نیزار بصورت ناپیوستگی فرسایشی می‌باشد که با یک لایه ۳ تا ۵ سانتیمتری از خاک قدیمه (Paleosol) مشخص شده است. مرز فوقانی آن با ماسه‌سنگ‌های قرمز رنگ قاره‌ای سازند پسته‌لیق بصورت هم شیب و به احتمال زیاد با یک انفصال رسوبگذاری همراه است. ضخامت سازند کلات در این برش  $169/5$  متر اندازگیری شده که نسبت به برش الگو کمتر است (شکل ۱). با اینکه ضخامت این سازند نسبت به برش الگو کاهش یافته اما هر شش بخش آن بخوبی وجود دارد. سازند کلات در این برش براساس خصوصیات مورفولوژیکی و سنگ‌شناسی به ۶ بخش کاملاً متمایز به شرح زیر تقسیم شده است.

## بخش ۱- ماسه‌سنگ قاعده‌ای :

این بخش با ضخامت  $8/5$  متر شامل ماسه‌سنگ به رنگ خاکستری همراه با لایه‌هایی از شیل ماسه‌ای به رنگ خاکستری تا خاکستری سیاه و حاوی مواد آلی می‌باشد. در قسمت قاعده این بخش لایه‌ای به ضخامت  $0/4$  متر از سنگ آهک کوکینا وجود دارد. این بخش دارای فسیل کمتری بوده اما مهمترین فسیلهای شناسایی شده در آن عبارتند از:

*Stensioina* sp., *Bryozoa*

علاوه بر اینها یکسری خردنهای گیاهی غیر قابل تشخیص نیز وجود دارد.

## بخش ۲- سنگ آهک زیرین :

این بخش شامل  $79/9$  متر سنگ آهک به رنگ قهوه‌ای تا نخودی و آهک هیپوریتدار به رنگ قهوه‌ای مایل به خاکستری همراه با دو تداخل شیلی به ضخامت  $1/5$  متر می‌باشد. مهمترین فسیلهای شناسایی شده در این بخش عبارتند از:

*Siderolites calcitrapoides*, *Pseudosiderolites vidali*, *Gansserina gansseri*, *Globotruncana* sp., *Hedbergella holmdelensis*, *Hedbergella* sp., *Globigerinelloides bolli*, *Pseudocyclammina massiliensis*, *Rugoglobigerina rugosa*, *Sirtina orbitoidiformis*, *Miliammina manitobensis*, *Sulcoperculina dickersoni*, *Rotalia* sp., *Gavelinella* sp., *Gavelinopsis bembix*, *Marssonella oxycona*, *Anomalina rubiginosa*, *Lenticulina* sp., *Nonionella robusta*, *Pseudotextularia elegans*, *Gyroidinoides nitida*, *Bryozoa*, *Miliolids*.

## بخش ۳- شیل زیرین :

این بخش از  $42$  متر شیل و شیل آهکی به رنگ خاکستری تا خاکستری تیره تشکیل شده است. فسیلهای شناسایی شده در این بخش عبارتند از:

*Globotruncana* sp., *Anomalina rubiginosa*, *Rotalia* sp., *Marssonella oxycona*, *Saracenaria navicula*, *Gavelinella clementiana*, *Ammodiscus glabratus*, *Lituola taylorensis*, *Nodosaria affinis*, *Red algae*, *Bryozoa*, *Miliolids*, Spicule of Sponge.

## بخش ۴- سنگ آهک میانی :

این بخش از  $10$  متر سنگ آهک بایومیکرات ماسه‌ای به رنگ نخودی تا زرد همراه با تداخلهای جزئی از شیل مارنی به رنگ خاکستری تا خاکستری تیره می‌باشد. مهمترین فسیلهای شناسایی شده در این بخش عبارتند از:



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه‌یورمه  
دانشگاه فردوسی مشهد



*Globotruncana* sp., *Rotalia* sp., *Globigerinelloides bolli*, *Cibicides subcarinatus*,  
*Gavelinella clementiana*, *Heterohelix globulosa*, *Bolivina decurrens*, *Loxostoma plaitum*,  
*Miliolids*.

## بخش ۵- شیل فوقانی :

این بخش مشتمل از ۱۳۷۲ متر شیل به رنگ قهوه‌ای تیره تا خاکستری همراه با مارن نودولاز بوده و در قاعده آن یک لایه سنگ آهک به ضخامت ۵۰ سانتیمتر دیده می‌شود . فسیلهای زیر در این بخش شناسایی شده‌اند :

*Globotruncana* sp., *Rugoglobigerina rugosa*, *Globigerinelloides bolli*, *Hastigerinoides* sp.,  
*Rotalia* sp., *Heterohelix globulosa*, *Hedbergella holmdelesis*, *Gavelinella clementiana*,  
*Bryozoa*, *Miliolids*, Spicule of Sponge.

## بخش ۶- سنگ آهک فوقانی :

این بخش از ۱۵/۹ متر سنگ آهک و سنگ آهک هیپوریت‌دار به رنگ خاکستری به همراه شیل به رنگ خاکستری تشکیل شده است . فسیلهای زیر در این بخش شناسایی شده‌اند :

*Globotruncana* sp., *Globigerinelloides bolli*, *Ammodiscus glabratus*, *Gavelinella clementiana*, *Heterohelix globulosa*, *Hedbergella holmdelensis*, *Ammobaculites* sp.,  
*Miliolids*, Red algae.

بر مبنای رنج - چارت رسم شده تعداد ۳۲ جنس و ۲۵ گونه از فرامینیفهای پلانکتونیک و بنتونیک در این برش تشخیص داده شده است . بر اساس شناسایی این فسیلهای و بویژه فسیلهای شاخصی مانند : *Siderolites calcitrapoides*, *Gansserina gansseri*, *Rugoglobigerina rugosa*.

سن سازند کلات در این برش ماستریشتنین پسین تعیین شده است .



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه و رمادی  
دانشگاه فردوسی مشهد



NEYZAR	K	A	S	T	R	I	C	H	T	I	A	N	PESTEH LEIGH	FORMATION	AGE	DESCRIPTION			
														VCHP 1277	SAMPLE NO	MEMBER	THICKNESS	LITHOLOGY	
																1276	5.5	Intc Sh rd with Sst rd	
																1275	2.7	Conform	
																1267	7.7	Sh gr-cr with intc Lst oosparr buff yel med g	
																1263	13.2	Lst Hippo cr-gr buff c g fosi	
																1259	10	Lst biomic 1 gr oli cavernous with Sst buff-yel f g fosi	
																1256	9	Sh d br-gr with nodular marl gr	
																1245	33	Lst biooosparr br-buff (50cm)	
																1243	5.5	Lst biomic buff yel med g tr fosi with intc	
																1241	4	Sh gr d gr	
																1234	23.5	Sh tr fosi with intc Lst gr f g ooli ripple ir	
																1232	6.5	oxid nodule	
																1227	18.8	Sh l gr-d gr with intb marl l ngr calc fosi(Oyster)	
																1225	6	Lst biospar gr-l buff c g fosi	
																1221	15.6	Lst Hippo br gr buff cg	
																VCHK 1217	8.5	Lst rd alg gr	
																			Lst biospar br gr buff med-c g with intc Sh gr-dgr Oyster organ material
																			Lst biomic br gr med g sdy
																			Lst oobiospar br buff gr med g sdy
																			Lst biooosparr br yel buff c g sdy
																			Lst biospar br buff med g sdy tr fosi cross lam fosi
																			Sst gr with intc Sh gr sdy flora debris
																			Lst pelecypoda coquina gr
																			Disconformity with Paleosol
																			Sh gr-bluish orgn with Sst gr

شکل ۱: ستون چینه شناسی سازند کلات در برش چینه شناسی تنگ چهچهه مقیاس ۱/۱۰۰۰.



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه‌یورمه  
دانشگاه فردوسی مشهد



## بحث :

۱- در یک توالی عمودی از قاعده بطرف بالای سازند کلات از میزان ذرات تخریبی مثل کوارتز، فلدسپات و خردوهای سنگی کاسته شده و بر میزان عناصر غیرتخریبی نظری کربناتها افزوده گردیده است . بطوریکه ماسه سنگ موجود در قاعده سازند، در برشهای تنگ نیزار و تنگ چهچهه بطرف بالای سازند به تدریج به سنگ آهک تبدیل شده است . علاوه بر این از محل برش الگو بطرف غرب یعنی برش تنگ چهچهه از میزان ذرات تخریبی کاسته و بر میزان رسوبات کربناته افزوده می‌گردد .

۲- در یک توالی جانی ضخامت سازند کلات از سمت برش الگو بطرف غرب ناحیه مورد مطالعه کاهش یافته است بطوریکه ضخامت این سازند در برش تنگ نیزار ۲۳۷ متر و در برش تنگ چهچهه ۱۶۹/۵ متر می‌باشد . بطور مشابهی ضخامت سازند کلات از محل برش الگو بطرف شرق ناحیه مورد مطالعه نیز کاهش یافته است . اما این کاهش ضخامت بطرف شرق شدت بیشتری نسبت به غرب منطقه دارد . این تغییرات شدید در ضخامت سازند کلات ممکن است به دلیل تغییر در شرایط محیط رسوبگذاری و یا ناشی از تغییرات زمین‌ساختی منطقه باشد . تغییرات زمین‌ساختی منطبق بر فاز کوهزایی آلب میانی (ماستریستین) بوده که با تأثیر بر روی گسلهای منطقه باعث تغییراتی در محیط رسوبگذاری و نیز عمق حوضه رسوی گردیده است .

۳- قبل از زیرین سازند کلات با سازند نیزار بصورت پیوسته و هم شیب گزارش شده اما با بررسیهای انجام شده مز زیرین سازند کلات با سازند نیزار در هر دو برش مذکور بصورت ناپیوستگی فرسایشی همراه با یک لایه خاک قدیمه (Paleosol) می‌باشد . ضخامت لایه خاک قدیمه در برش تنگ نیزار از ۵ تا ۷ سانتیمتر و در برش تنگ چهچهه ۳ تا ۵ سانتیمتر در تغییر است . تغییر در ضخامت لایه خاک قدیمه احتمالاً ناشی از دو علت است : یکی اینکه در برشهای غربی لایه خاک قدیمه ابتدا تشکیل و سپس توسط دریای پیشرونده سازند کلات فرسایش یافته بطوریکه در بیشتر نقاط این لایه نازک تر شده و در بعضی مناطق بکلی شسته شده و از بین رفته است . دیگر اینکه در آن زمان حوضه رسوی کپه داغ در مناطق شرقی نسبت به مناطق غربی، مدت زمان بیشتری از آب خارج بوده و در نتیجه فرصت بیشتری برای تشکیل خاک قدیمه وجود داشته و لذا ضخامت آن در مناطق شرقی زیادتر شده است . مز فوقانی سازند کلات با رسوبات قرمز رنگ پسته‌لیق بصورت هم شیب و تدریجی می‌باشد . با توجه به اینکه سازند پسته‌لیق در شرایط رودخانه‌ای تشکیل گردیده است به احتمال زیاد یک انقطاع رسوبگذاری در مز بین سازندهای کلات و پسته‌لیق وجود دارد .

۴- یکی از واحدهای مهم در سازند کلات سنگ آهک هیپوریت‌دار است . ضخامت سنگ آهک هیپوریت‌دار در برش تنگ نیزار ۱۳/۷ متر و فقط در بخش سنگ آهک فوقانی این برش دیده می‌شود . در حالیکه لایه‌های سنگ آهک هیپوریت‌دار در برش تنگ چهچهه در دو جا یکی در بخش سنگ آهک زیرین و به ضخامت ۴ متر و دیگری در بخش سنگ آهک فوقانی و به ضخامت ۲/۷ متر دیده می‌شوند . مجموعه این شواهد نشان می‌دهد که ریشه‌ای رودیستی در برشهای رودیستی تنگ نیزار و تنگ چهچهه از نظر



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه‌یورمه  
دانشگاه فردوسی مشهد



موقعیت در افقهای زمانی متفاوتی تشکیل شده است.

۵- در برش الگو یعنی تنگ نیزار هر شش بخش سازند کلات به خوبی دیده می‌شوند. بطوریکه حتی در روی زمین به راحتی می‌توان آنها را تفکیک نمود. در برش تنگ چهچهه نیز علیرغم کاهش ضخامت سازند کلات هر شش بخش فوق وجود دارد.

۶- سازند کلات از نظر فاسیس به دو گروه کلی فاسیس آواری و کربناته تقسیم می‌گردد. فاسیس آواری شامل ماسه‌سنگ، ماسه‌سنگ هیبریدی و شیل است. ماسه‌ستنگ‌های سازند کلات به رنگ قهوه‌ای تا خاکستری بوده و بیشتر در بخش قاعده‌ای و بطور بسیار پراکنده‌ای در قسمتهای میانی و بالایی این سازند قرار گرفته‌اند. با توجه به وجود بقایای گیاهی در بخش ماسه سنگ تحتانی بنظر می‌رسد که این فاسیس تخریبی در یک محیط کم عمق ساحلی بر جای گذاشته شده است. رخساره شیلی سازند کلات دارای مقادیر فراوانی از فسیلهای بنتونیک و نیز تعداد کمتری فسیلهای پلانکتونیک می‌باشد. رخساره شیلی و کربناته سازند کلات به حالت متناوبی قرار گرفته اند. بنظر می‌رسد در زمانی که ورود مواد آواری بیشتر شده و یا اینکه شرایط تشکیل برای رسوبات کربناته فراهم نبوده است رخساره‌های شیلی بر جای گذاشته می‌شده اند.

براساس مطالعات میکروسکوپی مقاطع نازک و نیز بر مبنای درصد فراوانی آلومکما بنظر می‌رسد که سازند کلات در یک پلاتفرم کربناته از نوع رمپ بر جای گذاشته شده است.

۷- تاکنون هیچگونه مطالعه فسیل شناسی سیستماتیکی بر روی فرامینیفرهای سازند کلات در این برش انجام نشده است. در این تحقیق و بر مبنای رنچ - چارت رسم شده تعداد ۳۲ جنس و ۲۵ گونه از فرامینیفرهای پلانکتونیک و بنتونیک در این برش تشخیص داده شده است. بر اساس شناسایی این فسیلهای و بویژه فسیلهای شاخصی مانند:

*Siderolites calcitrapoides, Gansserina gansseri, Rugoglobigerina rugosa.*

سن سازند کلات در این برش، ماستریشتن پسین تعیین شده است.

## نتیجه گیری:

ضخامت سازند کلات در محل برش تنگ چهچهه ۱۶۹/۵ متر می‌باشد و علیرغم کاهش ضخامت این سازند نسبت به برش الگو، هر شش بخش آن به خوبی دیده می‌شود. همانند برش الگو، مرز زیرین این سازند با سازند نیزار بصورت ناپیوستگی فرسایشی همراه با یک لایه ۵ تا ۷ سانتیمتری از خاک قدیمه (Paleosol) می‌باشد. مرز فوقانی سازند کلات با رسوبات قرمز رنگ سازند پسته‌لیق بصورت هم شیب و تدریجی و به احتمال زیاد با یک انقطاع رسوب‌گذاری همراه می‌باشد.

سازند کلات دارای دو فاسیس آواری و کربناته می‌باشد. فاسیس آواری در یک محیط دلتایی و فاسیس کربناته در یک پلاتفرم کربناته از نوع رمپ که دارای پشته‌های سدی بوده بر جای گذاشته شده است. برای اولین بار تعداد ۳۲ جنس و ۲۵ گونه از فرامینیفرهای پلانکتونیک و بنتونیک در این برش تشخیص داده شده است. بر اساس شناسایی این فسیلهای و بویژه فسیلهای شاخصی مانند:

*Siderolites calcitrapoides, Gansserina gansseri, Rugoglobigerina rugosa.*

سن سازند کلات در این برش ماستریشتن پسین تعیین شده است.



# یازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران

۱۳۸۶ آبان ۱۵ شنبه و پنجشنبه  
دانشگاه فردوسی مشهد



## منابع فارسی :

- ۱- آقانباتی، ع، ۱۳۸۳، زمین‌شناسی ایران، انتشارات سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، ۵۸۶ صفحه.
- ۲- افشار حرب، ع، ۱۳۷۳، زمین‌شناسی کوه داغ، انتشارات سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، شماره ۱۱، ۲۷۶ صفحه.
- 3- Afshar Harb A., 1979- The Stratigraphy, Tectonics and Petroleum geology of the Kopet-Dagh region, northern Iran, PH.D thesis Imperial college of Science, University of London, United Kingdom, 316p .
- 4- Flugel, E., 2004, Microfacies of carbonate rocks, Springer-Verlag Berlin Heidelberg Germany, 976p.
- 5- Folk, R.L, 1962, Spectral subdivision of limestone type, In Ham, W.E.(3<sup>rd</sup> ed), Classification of Carbonate Rocks, Memoir of Am.Assoc. Petrol. Geologists Bull, No.1, p. 62-84.
- 6- Gafe, K.U, 2005, Late Cretaceous benthic foraminifera from the Basque-Cantabrian Basin, Northern Spain, Journal of Iberian Geology, 277-298.
- 7- Moussavi-Harami, R., 1993, Depositional history and paleogeography of the lower Paleocene red beds in eastern Kopet-Dagh basin, northeastern Iran, Journal of Sciences, National Center for Scientific Research, Islamic Republic of Iran, vol:4 no:2, 126-143 .
- 8- Rahaghi,A., 1976, Contribution a' letude quelques grands foraminifers de l' Iran parts 1-3, societe national Iranienne des petroles laboratoire de micropaleontology, publication, no: 6 .
- 9-Tantawy, A.A., Keller, G, et al., 2001, Maastrichtian to Paleocene depositional environment of the Dakhla Formation, Western Desert, Egypt: sedimentology, mineralogy, and integrated micro-and macrofossil biostratigraphies, Cretaceous Research, Vol.22, pp.795-827.
- 10-Wan, X., Lamolda,M.A., Jialiang Si, Guobiao Li., 2005, Foraminiferal stratigraphy of Late Cretaceous red beds in southern Tibet, Cretaceous Research, Vol.26, pp.43- 48.



## Plate 1



1



2



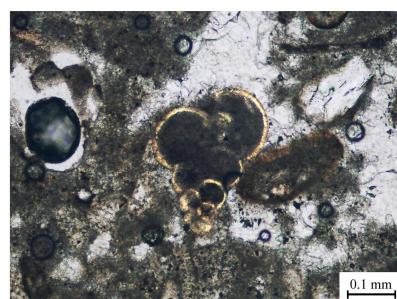
3



4



0.1 mm



0.1 mm

**Plate 1:** Fig 1: *Siderolites calcitrapoides* (Lamarck), tangential section, Chahchahreh section, sample no:1244 (80x) .Late Maastrichtian .Fig 2: *Pseudosiderolites vidali* (Smout), transverse section, Chahchahreh section, sample no: 1243 (110x), Late Maastrichtian .Fig 3: *Gansserina gansseri* (Bolli), axial section, Chahchahreh section, sample no:1232 (200x) . Late Maastrichtian .Fig 4: *Globigerinelloides bolli* (Cushman and ten Dam), axial section, Chahchahreh section, sample no:1221(200x), Maastrichtian . Fig 5: *Rogoglobigerina rugosa* (Plummer), axial section, Chahchahreh section, sample no:1224 (200x), Upper most Maastrichtian .Fig 6: *Heterohelix globulosa* (Ehrenberg), axial section, Chahchahreh section, sample no:1259 (130x), Maastrichtian .