

مقایسه چینه‌نگاری زیستی سازند گورپی در مقطع تیپ (شمال غرب مسجد سلیمان) و سبزه کوه (جنوب غرب بروجن)

حسین وزیری مقدم، ابراهیم کاملی، مریم قیامی: دانشگاه اصفهان
عزیزاله طاهری: دانشگاه صنعتی شاهرود

چکیده

سازند گورپی در برش تیپ بر اساس ویژگی‌های سنگ‌شناسی قابل تفکیک به ۸ واحد و در برش سبزه کوه ۱۱ واحد است. بررسی میکروسکوپی روزنداران پلانکتونیک منجر به شناسایی ۷ بیوزون در ناحیه لالی و ۴ بیوزون در ناحیه سبزه کوه شد که قابل تطابق با بیوزون‌های استاندارد جهانی هستند. بیوزون *Globotruncanita elveta* معرف کامپانین پیشین، بیوزون *Globotrunca ventricosa* نشان‌گر کامپانین میانی، بیوزون *Globotruncanita calcarata* معرف اوایل کامپانین پسین، بیوزون *Globotruncanita stuarti* شاخص واسط کامپانین پسین، بیوزون *Globotruncana aegyptica* شاخص اواخر کامپانین پسین، بیوزون *Gansserina gansseri* معرف اواخر کامپانین پسین- مائس تریشتین پیشین و بیوزون *Abthamphalus mayaroensis* شاخص مائس تریشتین پسین است. در برش سبزه کوه همانند برش تیپ بیوزون‌های کامپانین شناسایی شده ولی به دلیل کاهش عمق حوضه رسوبی در طی مائس تریشتین بیوزون‌های ۵ و ۶ و ۷ قابل شناسایی نیستند. تغییرات جهانی سطح آب دریا در طی کامپانین- مائس تریشتین در پخش و پراکندگی روزنداران پلانکتونیک تاثیر مهمی داشته است. به نحوی که در ابتدای کامپانین پسین و مائس تریشتین پسین که سطح آب دریاها پایین بوده است، روزنداران پلانکتونیک با حجرات کروی از فراوانی بیشتری برخوردار هستند. در طی انتهای کامپانین پسین و مائس تریشتین پیشین با بالا آمدن سطح آب دریا و افزایش عمق حوضه رسوبی روزنداران پلاژیک با حجرات فشرده شده و کارن دار فراوان هستند.

مقدمه

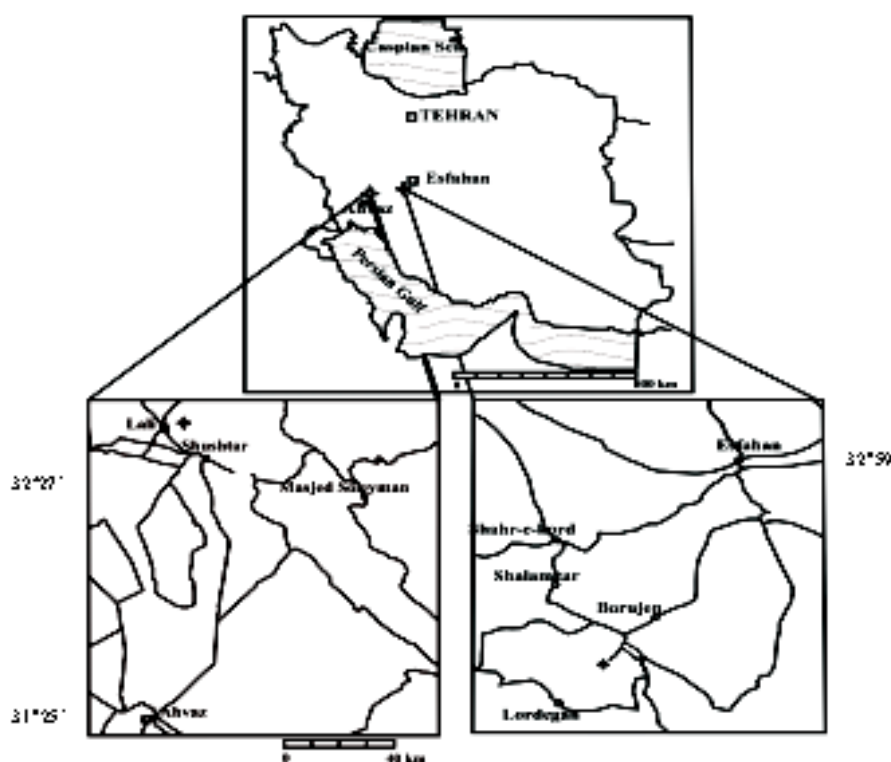
سنگ‌های سازند گورپی در جنوب غربی ایران گسترش وسیعی از خود نشان می‌دهد. بر اساس پژوهش‌های قبلی سن این سازند از سانتونین تا پالئوسن گزارش شده است. نام سازند گورپی از کوه گورپی در شمال شهرستان مسجد سلیمان گرفته شده است [۱۶]. سازند گورپی را پژوهندگانی از جمله پلیرو هولسترن^۱ (۱۹۶۶)، کلانتاری^۲ (۱۹۷۶)، طاهری (۱۳۷۷)، هویزای (۱۳۷۷)، رامشی سروسستانی (۱۳۸۰)، وزیری مقدم و همکاران (۱۳۸۰)، تنگستانی (۱۳۸۱)، قیامی (۱۳۸۱)، کاملی از ان (۱۳۸۱) و جلالی (۱۹۶۵) بررسی کرده‌اند.

۱. Player and Hulstrand

۲. Kalantary

برش نمونه سازند گورپی در شمال شهرستان لالی و شمال غرب مسجد سلیمان در یال جنوب غربی، پلانچ جنوب شرقی کوه گورپی در تتگ پابده واقع شده است و مختصات راس آن $32^{\circ} 26' 50''$ عرض شمالی و $47'' 13'$ طول شرقی است (مطبیعی، ۱۳۷۲) (شکل ۱).

مختصات برش سبزکوه $31^{\circ} 46'$ عرض شمالی و $51^{\circ} 4'$ طول شرقی است. این برش در ۳۵ کیلومتری جنوب غرب شهر بروجن در بین راه بروجن به لردگان در نزدیکی روستای وستگان در ابتدای ناودیس سبزکوه قرار دارد (شکل ۱). در این مقاله سعی شده است زون‌های مربوط به فرامینفرهای پلانکتونیک در برش نمونه و برش سبز کوه شناسایی و مقایسه شوند.



منطقه مورد بررسی

شکل ۱. نقشه راه‌های دسترسی به منطقه لالی (شمال غرب مسجد سلیمان) و سبز کوه (جنوب غرب بروجن)

مشخصات سنگ چینه‌ای سازند گورپی در برش تیپ و سبزکوه

ضخامت سازند گورپی در برش نمونه ۳۲۰ متر است و از نظر ویژگی‌های سنگ‌شناسی قابل تقسیم به ۸ واحد به این شرح است (شکل ۲):

واحد ۱. به ضخامت ۱۶/۶۵ متر و متشکل از سنگ آهک مارنی خاکستری روشن است.

واحد ۲. این واحد از تناوب سنگ آهک مارنی خاکستری و سنگ آهک شیلی به ضخامت ۲۹/۴۵ متر تشکیل شده است.

واحد ۳. ضخامت این واحد ۲۲/۲ متر و متشکل از سنگ آهک مارنی خاکستری و شیل خاکستری است.
واحد ۴. این واحد از سنگ آهک مارنی خاکستری و شیل به نسبت برابر و ضخامت ۰/۱ متر تشکیل شده است.

واحد ۵. ضخامت این واحد ۸۳ متر و متشکل از سنگ آهک مارنی خاکستری و بین لایه‌های شیل خاکستری است.

واحد ۶. این واحد از سنگ آهک کرم رنگ و ندرتاً شیل به ضخامت ۳۶/۱ متر تشکیل شده است.
واحد ۷. ضخامت این واحد ۶۱ متر بوده و متشکل از سنگ آهک خاکستری و شیل خاکستری است.
واحد ۸. این واحد از شیل با بین لایه‌های خاکستری رنگ سنگ آهک و مارن تشکیل شده و به ضخامت ۶۱/۵ متر است.

مرز زیرین سازند با سازند ایلام از نوع ناپیوستگی فرسایشی و با یک زون هوازده حاوی ترکیبات آهن‌دار مشخص می‌شود. مرز بالایی آن با شیل‌های ارغوانی رنگ قاعده سازند پایده به صورت ناپیوسته هم‌شیب است.

مشخصات سنگ چینه‌ای برش سبز کوه

این سازند در برش سبز کوه دارای ضخامت ۴۹۲ متر بوده و از نظر ویژگی‌های سنگ‌شناسی، قابل تقسیم به ۱۱ واحد به این شرح است (شکل ۳):

واحد ۱. ضخامت این واحد ۸۹/۵ متر و متشکل از سنگ آهک مارنی خاکستری رنگ است.
واحد ۲. این واحد از مارن خاکستری تشکیل شده و به ضخامت ۹ متر است.
واحد ۳. ضخامت این واحد ۷۲ متر و متشکل از سنگ آهک مارنی کرم مایل به خاکستری است.
واحد ۴. این واحد متشکل از سنگ آهک خاکستری تیره است و به ضخامت ۱۲ متر است.
واحد ۵. ضخامت این واحد ۵۰ متر و متشکل از مارن‌های خاکستری تا سبز است.
واحد ۶. این واحد متشکل از سنگ آهک مارنی کرم رنگ است و به ضخامت ۱۲/۵ متر است.
واحد ۷. ضخامت این واحد ۲۰ متر و متشکل از تناوب سنگ آهک مارنی خاکستری و مارن است.
واحد ۸. این واحد متشکل از سنگ آهک مارنی خاکستری حاوی فسیل‌های اینوسراموس است و به ضخامت ۶۰ متر است.

واحد ۹. ضخامت این واحد ۴۳/۵ متر و متشکل از مارن و سنگ آهک‌های مارنی خاکستری است.
واحد ۱۰. این واحد متشکل از مارن خاکستری تیره، واحد به ضخامت ۱۰۶ متر است.
واحد ۱۱. ضخامت این واحد ۱۷/۵ متر واحد متشکل از مارن خاکستری با بین لایه‌هایی از سنگ آهک کرم رنگ است.

مرز زیرین سازند با سازند سروک از نوع ناپیوستگی فرسایشی و مرز بالایی آن به طور تدریجی به سازند تارپور ختم می‌شود.

شکل ۲. ستون سنگ چینه نگاری سازند گورپی در برش نمونه



شکل ۴. نمای عمومی منطقه بررسی شده در ناحیه سبزه کوه

چینه‌نگاری زیستی

با توجه به بررسی‌های میکروسکوپی، فرامینیفرهای پلانکتونیک شناسایی شده (شناسایی فرامینیفرهای پلانکتونیک بر اساس منابع :

Loeblich and Tappan (1988), Bolli et al. (1987), Sliter (1989), Hart et al. (1989), Longoria and VonFeldt (1991), Georgescu (1996),

انجام شده است) و بر اساس نحوه پخش و گسترش آن‌ها ۷ بیوزون در برش نمونه و ۴ بیوزون در برش سبز کوه شناسایی شده است. برای تعیین سن دقیق سنگ‌ها، بیوزون‌های شناسایی شده با بیوزون‌های معرفی شده مؤلفان مختلف

(James and Wynd, 1965, Barr and Sigal, 1972, Sliter, 1989, Vaziri-Moghaddam, 2002, Robaszynski and Caron, 1995)

مقایسه شده است. برای تعیین سن بیوزون‌ها از Robaszynski and Caron (1995) استفاده شده است

بیوزون ۱

1. *Globotruncanita elevata* zone

این زون با پیدایش *Globotruncanita elvata* شروع و با اولین پیدایش گونه *Globotruncana vetricosa* خاتمه پیدا می‌کند. روزنداران پلاژیک همراه این بیوزون عبارتند از:

Marginotruncana coronata, *Globotruncana bulloides*, *Globotruncana linneiana*, *Rosita fornicata*, *Archaeoglobigerina cretacea*

این بیوزون را می‌توان با بیوزون‌های :

Globotruncanita elevata (Caron, 1976; Sliter, 1989; Vaziri-Moghaddam, 2002).

Globotruncana elevata, *elevata* (Wynd, 1965)

Globotruncana stuartiformis + *Globotruncana elevata* (Barr 1972; Sigal, 1977)

Robaszynski and Caron(1995)

قابل مقایسه دانست (جدول ۱ و ۲). این زون ۳۴/۶۵ متر قاعده‌ای سازند گورپی در لالی و ۲۲ متر قاعده‌ای در سبزه کوه را در برمی‌گیرد و سن آن براساس Robaszynski and Caron(1995) کامپانین پیشین است (جدول ۲).

بیوزون ۲

2. *Globotruncana ventricosa* Zone

این بیوزون از نوع Interval Zone بوده به طوری که حد پایینی آن با پیدایش اولین گونه *Globotruncana ventricosa* مشخص شده و حد بالایی آن با پیدایش اولین گونه *Globotruncanita calcarata* خاتمه پیدا می‌کند. سنگواره‌های همراه این بیوزون عبارتند از:

Globotruncanita elevata, *Globotruncana bulloides*, *Globotruncanita stuartiformis*,
Globotruncana lapparenti, *Globotruncana arca*, *Globotruncanella havanensis*,
Globotruncana linneiana, *Globotruncana falsostuarti*, *Rosita fornicata*,
Rugoglobigerina rugosa, *Archaeoglobigerina blowi*

این بیوزون با بیوزون:

Globotruncana ventricos (Caron, 1976; Sliter, 1989; Vaziri-Moghaddam, 2002)

Robaszynski and Caron, 1995)

بخش میانی زون *Globotruncana elevata*, *elevata* (Wynd, 1965) و بخش بالایی زون

Globotruncana stuartiformis + *Globotruncana elevata* (Barr 1972; Sigal, 1977)

قابل انطباق است (جدول ۱ و ۲). این زون در ضخامت ۳۴/۶۵ تا ۹۸/۴۰ متری قاعده سازند گورپی در مقطع لالی و ۲۲ تا ۵۲ متری در سبزه کوه ظاهر می‌شود. سن آن بر اساس Robaszynski and Caron (1995) اواخر کامپانین میانی است (جدول ۲).

بیوزون ۳

3. *Globotruncanita calcarata* Zone

بیوزون شماره ۳ از نوع Total Range Zone است؛ به نحوی که حد زیرین آن با ظهور گونه *Globotruncanita calcarata* و حد بالایی آن با انقراض همین گونه خاتمه می‌یابد. سنگواره‌های همراه این بیوزون عبارتند از:

Globotruncanita elevata, *Globotruncana bulloides*, *Globotruncana lapparenti*,
Globotruncana linneiana, *Globotruncana ventricosa*, *Globotruncana arca*,

Globotruncanita subspinosa, *Globotruncanita stuartiformis*, *Globotruncanita stuarti*,
Globotruncana falsostuarti

این بیوزون با بیوزون:

Globotruncanita calcarata (Barr1972; Sigal, 1977; Caron, 1976; Sliter, 1989;
 Robaszynski and Caron,1995; Vaziri- Moghaddam, 2002)

و بخش بالایی زون (*Globotruncana elevate, elevate* (Wynd, 1965) قابل مقایسه است (جدول ۱ و ۲).
 این زون بین ضخامت ۹۸/۴۰ تا ۱۳۸/۴۰ متری از قاعده در مقطع لالی و ۵۲ تا ۱۵۶ متری در مقطع
 سبزکوه قابل تشخیص است. سن بیوزون شماره ۳ بر اساس Robaszynski and Caron (1995) اوایل کامپانین
 پسین است (جدول ۲).

بیوزون ۴

4. *Globotruncanita stuarti* Zone

این بیوزون از نوع Partial Range Zone است؛ به نحوی که حد پایین آن با انقراض گونه *Globotruncanita calcarata* مشخص شده و حد بالایی آن با پیدایش گونه *Gansserina gansseri* تعیین می‌شود.
 سنگواره‌های همراه این بیوزون عبارتند از:

Globotruncana aegyptica, *Globotruncanita conica*, *Globotruncana falsostuarti*,
Globotruncana lapparenti, *Globotruncana bulloides*, *Globotruncana linneiana*, *Rosita fornicata*

این بیوزون با بیوزون‌های:

Globotruncana stuarti+*Globotruncana falsostuarti* (Barr1972; Sigal, 1977).

Globotruncanita stuarti (Vaziri-Moghaddam, 2002).

Globotruncana stuarti+*Pseudotextularia varians* (Wynd,1965)

قابل انطباق است (جدول ۱). این زون ضخامت ۱۳۸/۴۰ تا ۱۶۱/۴۰ را در مقطع لالی و ۱۵۶ متری تا انتهای
 سازند در مقطع سبزکوه را در بر می‌گیرد. در این تحقیق بیوزون یاد شده معادل بیوزون *Globotruncanita*
havanensis معرفی شده (Robaszynski and Caron (1995) در نظر گرفته شده و سن واسط کامپانین پسین
 را داراست (جدول ۲).

بیوزون ۵

5. *Globotruncana aegyptica* Zone

این بیوزون از نوع Interval Zone است؛ به نحوی که حد پایینی آن با پیدایش اولین گونه *Globotruncana aegyptica* مشخص شده و حد بالایی آن با پیدایش گونه *Gansserina gansseri* تعیین می‌شود. سنگواره‌های همراه این بیوزون عبارتند از

Globotruncanita conica, *Globotruncana falsostuarti*, *Globotruncana lapparenti*,
Globotruncana bulloides, *Globotruncana linneiana*, *Rosita fornicata*

این بیوزون با بیوزون‌های

Globotruncana aegyptica(Caron, 1976)

Globotruncana aegyptica(Sliter, 1989)

Globotruncana aegyptica(Robaszynski and Caron, 1995)

قابل انطباق است (جدول ۱ و ۲). این زون ضخامت ۱۶۱ تا ۱۷۱/۴ رادر مقطع لالی شامل می‌شود. سن این زون بر اساس Robaszynski and Caron (1995) اواخر کامپانین پسین است (جدول ۲).

بیوزون ۶

6. *Gansserina gansseri* Zone

این بیوزون از نوع Interval Zone است؛ به نحوی که حد پایینی آن با اولین پیدایش گونه *Gansserina gansseri* مشخص شده و حد بالایی آن با پیدایش گونه *Abathomphalus mayaroensis* تعیین می‌شود. سنگواره‌های همراه این بیوزون عبارتند از:

Globotruncanita stuarti, *Globotruncanita conica*, *Globotruncana falsostuarti*

این بیوزون با بیوزون‌های:

Gansserina gansseri (Barr, 1972; Sigal, 1977, Caron, 1976; Sliter, 1989; Vaziri - Moghaddam, 2002, Robaszynski and Caron, 1995)

قابل انطباق است (جدول ۱ و ۲) این زون ضخامت ۱۷۱/۴۰ تا ۲۸۸/۵ را شامل می‌شود و تنها در ناحیه لالی مشاهده شده است. سن بیوزون بر اساس Robaszynski and Caron (1995) اواخر کامپانین پسین تا مائیس تریشتین پیشین است (جدول ۲).

بیوزون شماره ۷

7. *Abathomphalus mayaroensis* Zone

این زون از نوع Total Range Zone است؛ به نحوی که حد پایینی آن با ظهور گونه *Abathomphalus mayaroensis* مشخص شده و حد بالایی آن با انقراض همین گونه تعیین می‌شود.

سنگواره‌های همراه این بیوزون عبارتند از:

Gansserina gansseri, *Globotruncanita stuarti*, *Globotuncana falsostuarti*

این بیوزون با بیوزون:

Abathomphalus mayaroensis (James and Wynd, 1965; Barr, 1972; Sigal, 1977; Caron, 1976; Sliter, 1989, Robaszynski and Caron, 1995)

قابل انطباق است (جدول‌های ۱ و ۲). این زون ضخامت ۲۸۸/۵ تا ۳۲۰ متری را در بر گرفته و تنها در ناحیه لالی مشاهده شده است. سن آن بر اساس (Robaszynski & Caron (1995 مائس تریشتین پسین است (جدول ۲). در برش سبز کوه بیوزون‌های کامپانین شناسایی شده است، ولی به دلیل کاهش عمق حوضه رسوبی و قرارگیری سازند تاربور بر روی سازند گورپی در طی مائس تریشتین بیوزون‌های ۵ و ۶ و ۷ قابل شناسایی نیستند.

پالئواکولوژی

تغییر در تجمعات روزنداران پلانکتون در ستون آب عمدتاً به عمق، شوری، چگالی و چرخش آب، ذخایر غذایی، درجه حرارت و اکسیژن بستگی دارد.

روزنداران پلانکتون سه گروه مورفوتایپ به این شرح تشخیص داده است: Schmidt et al. (2004) و Keller et al. (2002), Keller (1999), Hart (1989) بر اساس عمق زندگی

الف- فون‌های مناطق کم عمق (0-50m): نمونه‌های مربوط به این عمق دارای صدف‌های مستقیم (نظیر هتروهلپکس) و تروکوسپیرال با حجرات کروی، بدون کارن، سبک و دارای تزیینات کم (مانند هدبرگلا) هستند.

ب- فون‌های آب‌های حد واسط (50-100 m): نمونه‌های مربوط به این عمق دارای صدف‌های تروکوسپیرال با حجرات فشرده و کارن‌های ابتدایی و یا دارای حجرات کروی با صدف‌های بزرگتر و یا سنگین تر با تزیینات بیش‌تر نسبت به گروه اول (نظیر روگو گلوبی ژرینا) هستند.

ج- فون‌های آب‌های عمیق تر (پایین تر از ۱۰۰ متر): نمونه‌های مربوط به این عمق دارای صدف‌های تروکوسپیرال با حجرات فشرده و دارای کارن نظیر گونه‌های مختلف از جنس‌های گلوبوترونکانا و گلوبوترونکانیتا هستند. اشکال مسطح – محدب این گروه شاخص آب‌های عمیق‌تر هستند.

مورفوتایپ‌هایی با حجرات کروی یا صدف‌های مستقیم اولین روزنداران شناوری هستند که در طی پیشروی ظاهر شده و در طی پسروی آخرین اشکالی هستند که ناپدید می‌شوند (Keller et al. 2002).

جدول ۱. بیوزون‌های شناسایی شده متعلق به کامپانین- مانیس تریشترین بر اساس روزن‌داران پلاژیک ارایه شده
James & Wynd (1965)، تیتیس مرکزی (Caron 1976 & Sliter 1989)، (Barr & Sigal 1972)، تیتیس،
سروستان. (Vaziri Moghaddam 2002)

STAGE	James & Wynd (1965)	Barr(1972) Sigal	Caron (1976)	Sliter(1989)	Vaziri Moghaddam (2002)
m. y.	Zagros	Central Tethys	Tethys	Tethys	Sarvestan Area
MAASTRECHTIAN 70	Abathomphalus mayaroensis	Abathomphalus mayaroensis	Abathomphalus mayaroensis	Abathomphalus mayaroensis	Gansserina gansseri
	Globotruncana stusrti + Pseudotextularia varians	Gansserina gansseri	Gansserina gansseri	Gansserina gansseri	
		stuarti + falsostuarti	Globotruncana aegyptica	Globotruncana aegyptica	Globotruncanita stuarti
			Globotruncana havanesis	Globotruncana havanesis	
CAMPANIAN 78	Globotruncana elevata, elevata	calcarata	Globotruncanita calcarata	Globotruncanita calcarata	Globotruncanita calcarata
		elevata + stuartiformis	Globotruncana ventricosa	Globotruncana ventricosa	Globotruncana ventricosa
			Globotruncanita elevata	Globotruncanita elevata	Globotruncanita elevata

در ناحیه بررسی شده در بخش قاعده‌ای درصد زیادی روزن‌داران شناور با حجرات کروی حاکی از کم‌عمق بودن حوضه رسوبی در طی کامپانین پیشین است. با بالا آمدن سطح آب دریا و افزایش عمق شاهد ظهور گونه‌های مختلفی نظیر:

Globotruncanita elevata, *Globotruncana ventricosa*, *Rosita fornicate*, *Globotruncana linneiana*, *Globotruncana arca*, *Globotruncanita stuartiformis*

هستیم.

در اوایل کامپانین پسین با افزایش روزن داران با حجرات کروی، عمق حوضه رسوبی مجدداً کاهش می‌یابد. در انتهای کامپانین پسین -مئس تریشترین پیشین حضور گونه‌های آب‌های عمیق از قبیل

Globotruncanita stuarti, *Globotruncana falsostuarti*, *Globotruncana bulloides*, *Globotruncana linneiana*

نشان‌گر بالا بودن و عمیق تر شدن حوضه رسوبی‌اند.

در انتهای مئیس تریشترین با افزایش مجدد روزن داران شناور با حجرات کروی نظیر روگولوبیزرینا شاهد پسروی و کاهش عمق حوضه رسوبی در منطقه لالی هستیم.

تغییرات عمق حوضه رسوبی در طی کامپانین و مئس تریشترین با منحنی تغییرات جهانی سطح آب دریا (Haq, 1988) تقریباً همخوانی دارد.

STAGE	Robaszynski & Caron	Peresent study	Peresent study
m. y.		Lali Area	Sabzeh- koh Area
65 MAASTRECHTIAN	Abathomphalus mayaroensis	Abathomphalus mayaroensis	
	Gansserina gansseri	Gansserina gansseri	
71.3			
CAMPANIAN	Globotruncanita aegyptica	Globotruncanita aegyptica	
	Globotruncanita havanensis	Globotruncanita stuarti	Globotruncanita stuarti
	Globotruncanita calcarata	Globotruncanita calcarata	Globotruncanita calcarata
	Globotruncana ventricosa	Globotruncana ventricosa	Globotruncana ventricosa
	Globotruncanita elevata	Globotruncanita elevata	Globotruncanita elevata
83.5			

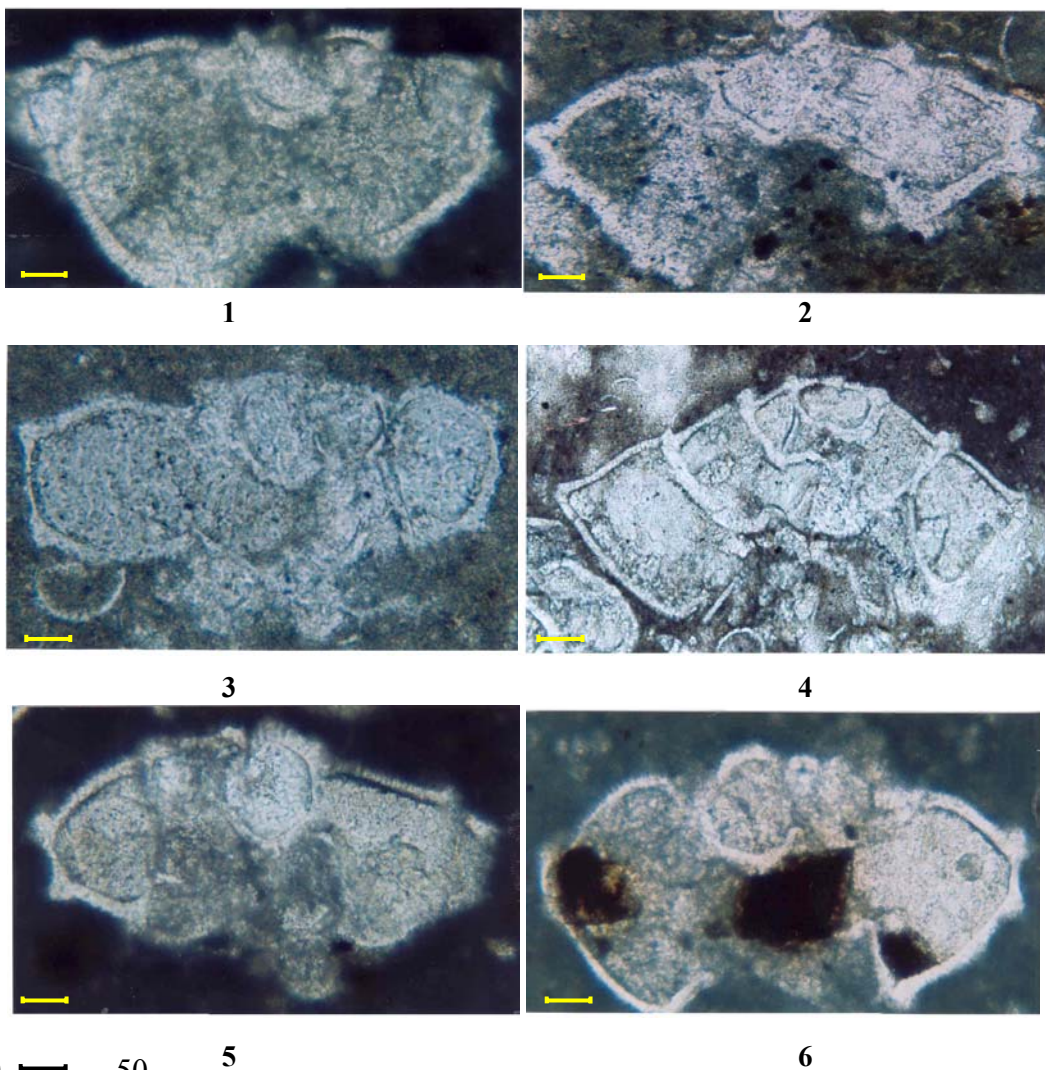
جدول ۲. مقایسه بیوزون‌های منطقه بررسی شده با بیوزون‌های ارائه شده Robaszynski & Caron (1995)

شکل ۶. ستون زیست چینه‌نگاری سازند گورپی در برش سبزه کوه

نتیجه گیری

در این تحقیق به منظور تعیین سن دقیق توالی سازند گورپی، روزنه داران پلانکتونیک در مقاطع میکروسکوپی و نمونه های جدا شده از رسوب بررسی شده اند. در مجموع ۱۰ جنس و ۲۳ گونه از فرامینفرهای پلانکتونیک شناسایی شده اند. بر اساس پخش و پراکنندگی روزنه داران پلانکتون در توالی ۷ بیوزون در برش تیپ و ۴ بیوزون در سبز کوه معرفی شد. سن رسوبات سازند گورپی در برش تیپ کامپانین- مانیستریشین و در برش سبز کوه کامپانین است. به دلیل کاهش عمق در برش سبز کوه در مانیس تریشین سازند تاربور جایگزین سازند گورپی شده است. بیوزون های تشخیص داده شده قابل تطابق با بیوزون های استاندارد جهانی حوزه تتیس هستند. بر اساس عمق زندگی روزنه داران شناور ۳ گروه مورفوتایپ شناسایی شد. تغییرات مورفوتایپ ها در توالی رسوبی حاکی از افزایش عمق طی کامپانین پیشین، میانی و اواخر آن، مانیس تریشین پیشین و میانی و کاهش عمق در اوایل کامپانین پسین و اواخر مانیس تریشین هستند.

Plate 1



Explanation of plate 1

Fig 1: *Globotruncana aegyptica* Nakkady, 1950, Sample no. G115

1. Axial section, X200

Formation: Gurpi

Age: Early Maastrichtian- Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 2: *Globotruncana ventricosa* White, 1928, sample no. G120

1. Axial section, X200

Formation: Gurpi

Age: Early Campanian- Middle Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 3: *Globotruncana linneiana* d'Orbigny, 1830, Sample no. G83

2. Axial section, X200

Formation: Gurpi

Age: Early Campanian- Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 4: *Globotruncanita stuarti* de Lapparent, 1918, Sample no. G71

2. Axial section, X200

Formation: Gurpi

Age: Late Campanian- Late Maastrichtian

Locality: Sabzeh-kuh Area

Fig 5: *Globotruncana lapparenti* Brotzen, 1936, Sample no. G61

2. Axial section, X200

Formation: Gurpi

Age: Early Campanian- Middle Maastrichtian

Locality: Sabzeh-kuh Area

Fig 6: *Globotruncana bulloides* Vogler, 1941, Sample no. G85

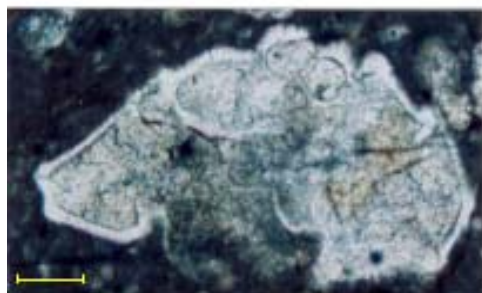
3. Axial section, X200

Formation: Gurpi

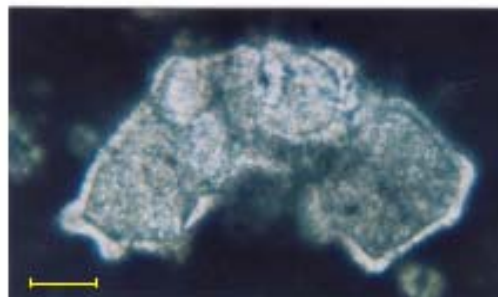
Age: Early Campanian- Middle Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

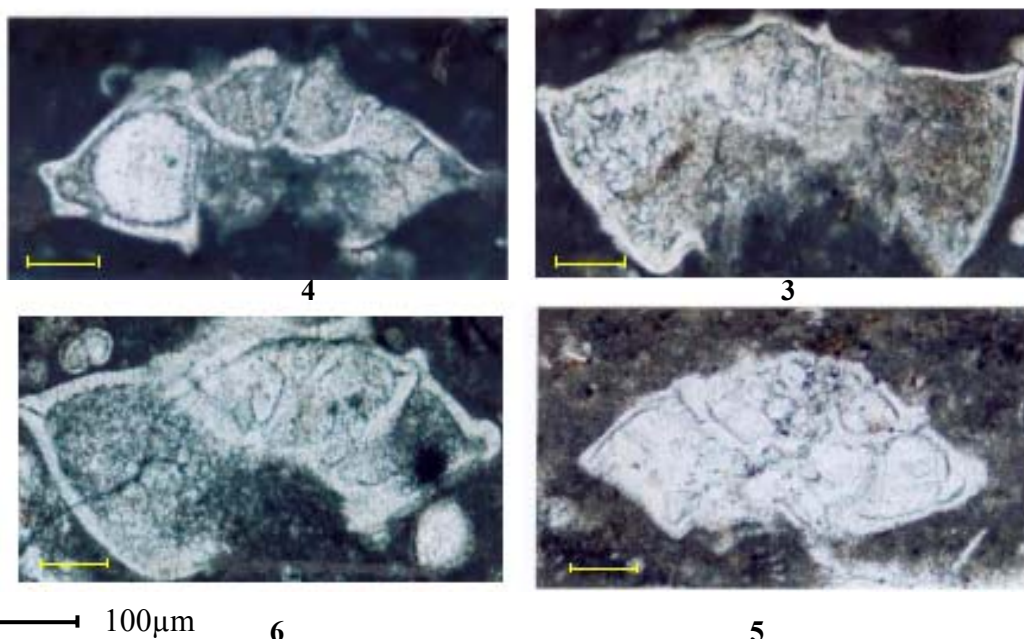
Plate 2



2



1



Explanation of plate 2

Fig 1: *Rosita fornicata* Plummer, 1931, Sample no. G76

1: Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Late Santonian- Middle Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 2: *Globotruncana arca* Cushman, 1926, Sample no. G103

2. Axial section, X200

Formation: Gurpi

Age: Early Campanian- Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 3: *Globotruncanita calcarata* Cushman, 1927, Sample no. G76

3: Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: early Middle Campanian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 4: *Globotruncanita stuarti* de Lapparent, 1918, Sample no. G115

4. Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Late Campanian- Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 5: *Globotruncana falsostuarti* Sigal, 1952, Sample no. G83

4: Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Late Campanian-Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 6: *Globotruncanita elevata* Brotzen, 1934, Sample no. G46

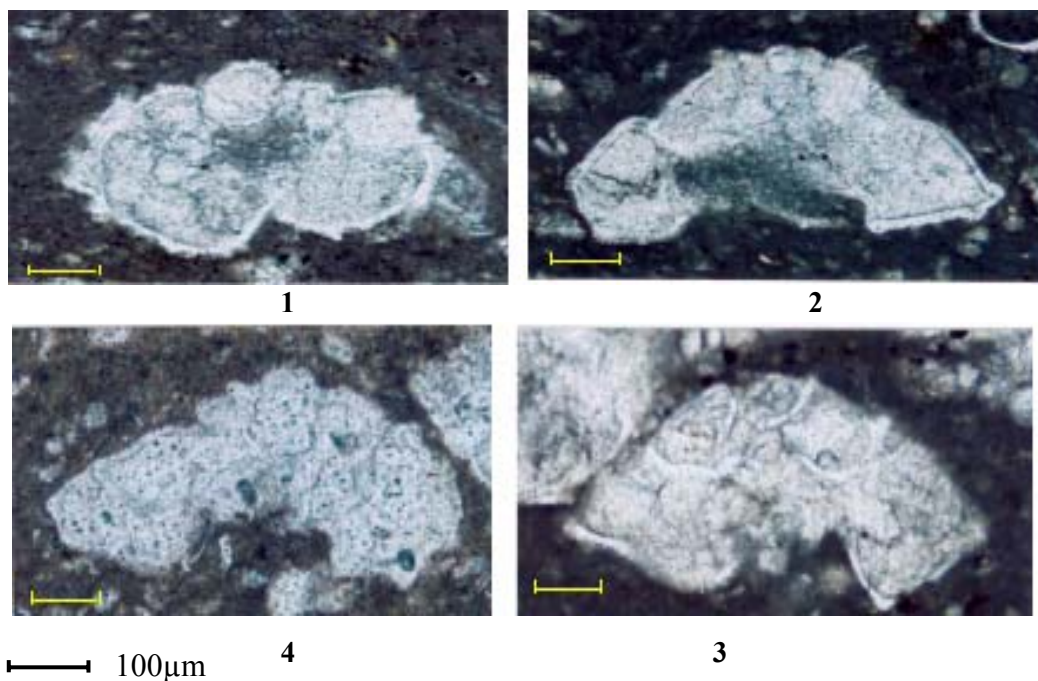
5. Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Early Campanian- Middle Campanian

Locality: Khozestan, Sabzeh-kuh Area

Plate 3



Explanation of plate 3

Fig 1: *Rugoglobigerina rugosa* Plummer, 1926, Sample no. G137

1: Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Middle Campanian- Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 2: *Rosita contusa* Cushman, 1926, Sample no. G136

1: Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Middle Maastrichtian - Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 3: *Rosita fornicata* Plummer, 1931, Sample no. G133

2: Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Late Santonian- Middle Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 4: *Globotruncanita conica* White, 19228, Sample no. G137

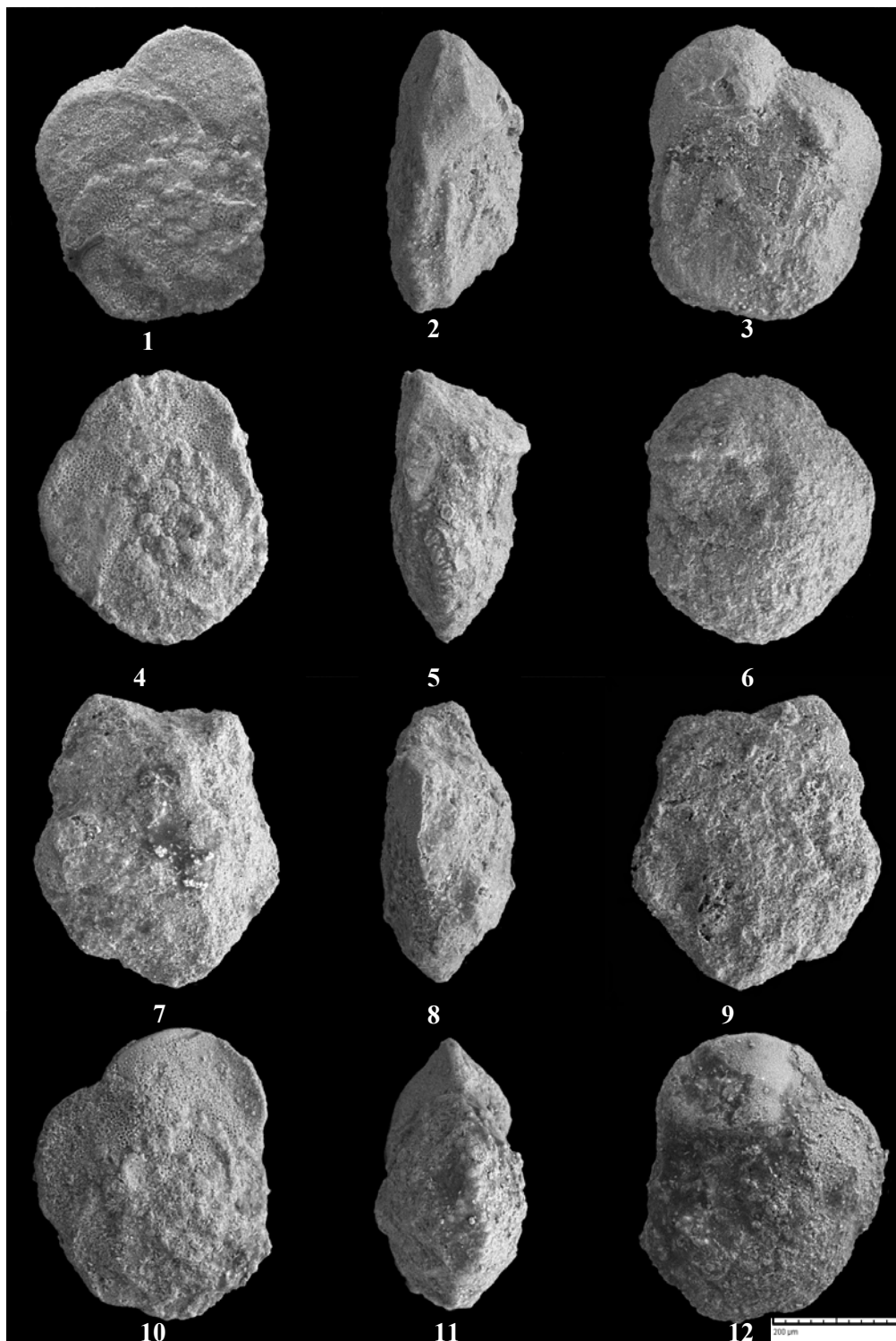
2: Axial section, X100

Formation: Gurpi

Age: Middle Maastrichtian - Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Plate 4



Explanation of plate 4

1: Fig 1- 3: *Globotruncana ventricosa* White, 1928, sample no. G60

Dorsal view, X105

2: Lateral view, X105

3: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: Early Campanian- Middle Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 4- 6: *Globotruncanita stuartiformis* Dalbiez, 1955, Sample no. G44

4: Dorsal view, X105

5: Lateral view, X105

6: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: Early Campanian- Middle Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig7-9: *Globotruncanita calcarata* Cushman, 1927, Sample no. G75

7: Dorsal view, X105

8: Lateral view, X105

9: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: early Middle Campanian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 10- 12: *Globotruncana falsostuarti* Sigal, 1952, Sample no. G147

10: Dorsal view, X105

11: Lateral view, X105

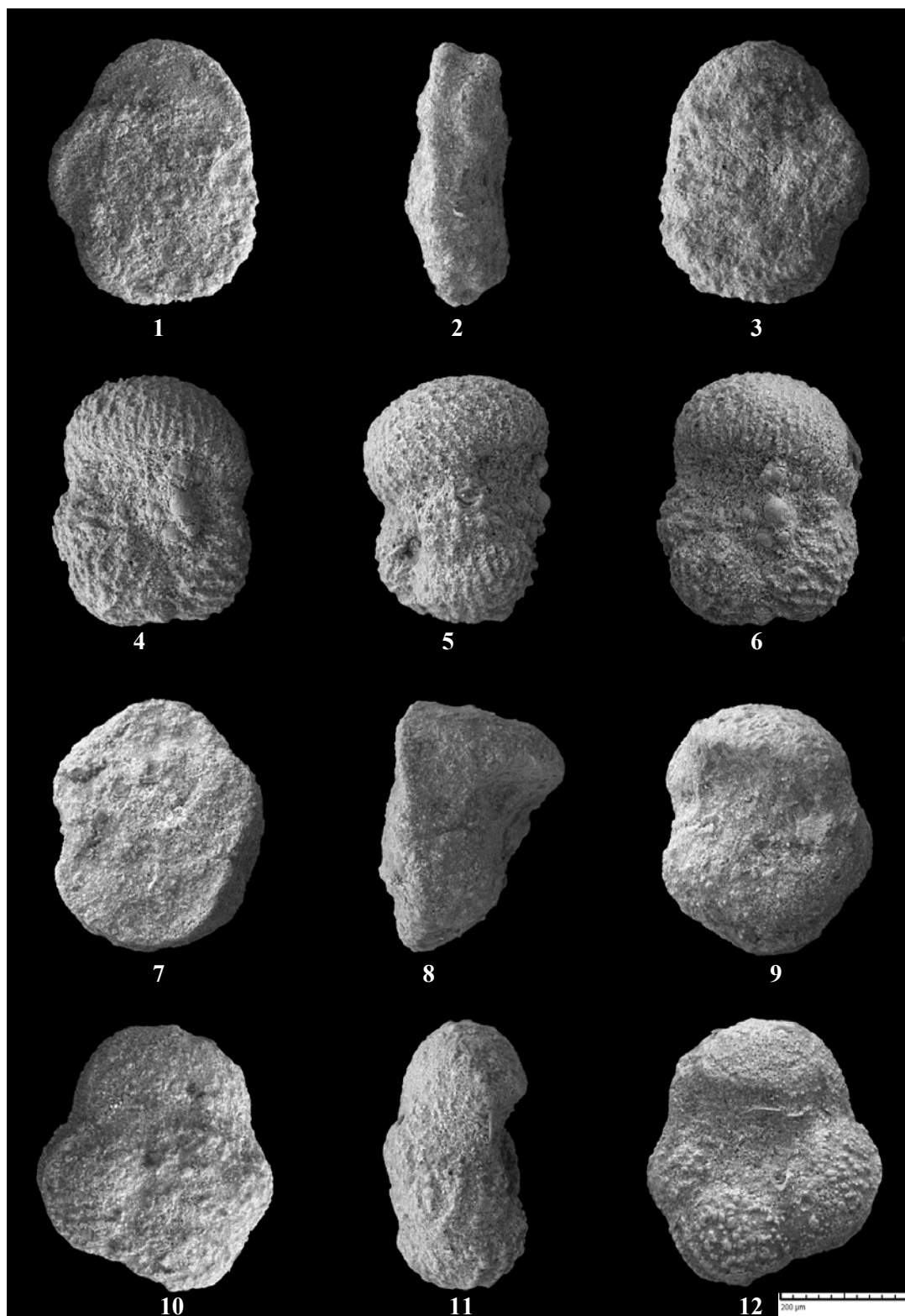
12: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: Late Campanian-Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Plate 5



Explanation of plate 5

Fig 1-3: *Abathomphalus mayaroensis* Bolli, 1951, Sample no. G170

1: Dorsal view, X105

2: Lateral view, X105

3: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 4-6: *Rugoglobigerina rugosa* Plummer, 1926, Sample no. G179

4: Dorsal view, X105

5: Lateral view, X105

6: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: Middle Campanian- Late Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 7- 9: *Gansserina gansseri* Bolli, 1951, Sample no. G155

7: Dorsal view, X105

8: Lateral view, X105

9: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: Late Campanian-Early Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

Fig 10- 12: *Archeoglobigerina cretacea*, de orbigny, 1840, Sample no. G18

10: Dorsal view, X105

11: Lateral view, X105

12: Ventral view, X105

Formation: Gurpi

Age: Coniacian- Early Maastrichtian

Locality: Khozestan, Lali Area

منابع

- ۱- تتگستانی، م.، چینه‌شناسی سازند گورپی در شمال غرب ناودیس سبزه کوه ناحیه ناغان، رساله کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان (۱۳۸۱) ۱۲۲ صفحه.
۲. رامشی سروسنایی م.، بیواستراتیگرافی سازندهای گورپی و تاربورد جنوب شرق شیراز ناحیه سروسن، رساله کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۰) ۷۶ صفحه.
۳. طاهری، م.، لیتواستراتیگرافی و میکروبیواستراتیگرافی سازند گورپی در نواحی لرستان، فروافتادگی دزفول و دشت آبادان، رساله کارشناسی ارشد، دانشکده علوم، دانشگاه تربیت معلم تهران، (۱۳۷۷) ۱۷۱ صفحه.

۴. قیامی اصفهانی، م.، *بیواستراتیگرافی سازند گورپی در ناحیه سبزه کوه، بروجن، بر اساس فرامینفرهای پلانکتونیک*، رساله کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۱) ۷۳ صفحه.
۵. کاملی ازان، ا.، *بیواستراتیگرافی سازند گورپی در ناحیه لالی، خوزستان*، رساله کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، (۱۳۸۱) ۱۲۲ صفحه.
۶. مطیعی، ه.، *زمین‌شناسی ایران، چینه‌شناسی زاگرس*: انتشارات سازمان زمین‌شناسی کشور، نشریه شماره یازده (۱۳۷۲) ۵۳۶ صفحه.
۷. وزیری مقدم، ح.، رامشی سروستانی، م.، تنگستانی، م.، *بیواستراتیگرافی سازند گورپی در نواحی سبزه کوه (جنوب غرب شهر کرد) و کوه‌نجان (جنوب شرقی شیراز)*: چکیده مقالات پنجمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران، دانشگاه تهران، (۱۳۸۰) صفحه ۷۸.
۸. هویزای، علی.، *آنالیز محیط رسوبی سازندهای گورپی و پایده با استفاده از نمودارهای ژئوفیزیکی نمونه‌های صحرایی و نمونه‌های کنده شده حفاری و تعیین مرز دو سازند در ناحیه فروافتادگی دزفول*، رساله کارشناسی ارشد، دانشگاه شهید بهشتی، (۱۳۷۷) ۳۱۰ صفحه.
9. Barr, F.T., *Cretaceous biostratigraphy and planktonic foraminifera of Libya* *Micropaleontology*, No. 18 (1972) 1-46.
10. Bolli, H.M., Saunders, J.B. and Perch-Nielsen, K., *Plankton Stratigraphy*, Cambridge: University Press (1987) 1032.
11. Caron, M., Revision des types de Foraminifères planctoniques décrits dans la région du Montsalvens: *Ecolog. Geol. Helv.* No. 69 (1976) 32-333.
12. Georgescu, M. D., Santonian-Maastrichtian planktonic foraminifera (Globigerinelloidae, Heterohellidae, Globotruncanidae and Rugoglobigerinidae) in the Romanian Black Sea offshore. *Micropaleontology*, Vol. 42 (4) (1996) 305-333.
13. Haq, B.U., Hardenbol, J., and Vail, P.R., Chronology of fluctuating sea level since the Triassic: *Science*, Vol. 235 (1988) 1156-1167.
14. Hart, M.B., Bailey, H.W., Crittenden, S., Fletcher, B. N., Price, R. and Swiecicki, A., Cretaceous. In: Jenkyns, D.G. and Murray, J.W. (Editors) *Stratigraphical atlas of fossil foraminifera*, second edition. *British Micropalaeontological Society Series* (1989) 273-371.
15. Jalali, M. R., *Stratigraphy of Zagros basin*: National Iranian Oil Company, *Exploration and Production Division Report nos. 1249 and 1072*: 34-36, Unpublished (1965).

16. James, G.A. and Wynd, J.G., Stratigraphic nomenclature of Iranian oil consortium agreement area: *American Association Petroleum Geology Bulletin*, Vol. 49(1965) 2182-2245.
17. Kalantary, A., Microbiostratigraphy of the Sarvestan Areas, Southwestern Iran. National Iranian Oil Company, *Geological Laboratories*, Pub. No. 5: 129 (1976).
18. Keller, G., The Cretaceous-Tertiary mass extinction in planktonic foraminifera: Biotic constraints for catastrophe theories. In: MacLeod N. and Keller G. (eds.) Cretaceous-Tertiary mass extinctions: *Biotic and environmental changes*. W.W.Norton & Company, New York, (1999) 557.
19. Keller, G., Adatte, T., Stinnesbeck, W., Luciani, V., Karoui-Yaakoub, N. and Zaghbi-Turki, D., Paleocology of the Cretaceous-Tertiary mass extinction in planktonic foraminifera. *Paleoecology Paleogeography Paleoclimatology* Vol.178 (2002) 257-297.
20. Loeblich, A. R. Jr. and Tappan, H., Foraminiferal genera and their classification New York. Van Nostrand Reinhold Company (1988) 2 volumes.
21. Longoria, J.F. and VonFeldt, E., Taxonomy, phylogenetics and biochronology of single-keeled globotruncanids (Genus *Globotruncanita* Reiss). *Micropaleontology*, Vol. 37(1991) 1-16.
22. Player, R.I and Hulstrand, R.F, *The central Lorestan geological survey*, 1963-1969, I.O.P.C Report, No.1103 (1966).
23. Robaszynski, F. and Caron, M. Foraminifères planctoniques du Crétacé: commentaire de la zonation Europe-Méditerranée. *Bull. Soc. Geol. France*. Vol.166, No.6 (1995) 681-692.
24. Schmidt, D., Thierstein and H. Bollmann, G. The evolutionary history of size variation of planktonic foraminifera assemblages in the Cenozoic. *Paleoecology Paleogeography Paleoclimatology*, Vol. 212 (2004) 159-180.
25. Sliter, W. V., Biostratigraphic zonation for Cretaceous planktonic foraminifera examined in thin section: *Journal of Foraminiferal Research*, Vol. 19, No.1 (1989) 1-19.
26. Vaziri- Moghaddam, H., Biostratigraphic study of the Illam and Gurpi formations based on planktonic foraminifera in SE of Shiraz, Iran, *Journal of Sciences Islamic Republic of Iran*, Vol.13, No. 4 (2002) 339-356.