

See discussions, stats, and author profiles for this publication at: <https://www.researchgate.net/publication/338159808>

Systematic and Paleoecology of species *Pseudozaphrentoides winsnesi* (Solitary Rugose coral) from Gzhelian (Late Carboniferous) in Tabas block, Eastern Iran

Article in *ULUM-I ZAMIN* · December 2019

CITATIONS

0

READS

68

3 authors:



Mahdi Badpa

Payame Noor University

30 PUBLICATIONS 13 CITATIONS

[SEE PROFILE](#)



Hamed Yarahmadzahi

Islamic Azad University, Zahedan Branch

20 PUBLICATIONS 62 CITATIONS

[SEE PROFILE](#)



Kaveh Khaksar

Institute of Applied Scientific Education of Jihad E Agriculture

23 PUBLICATIONS 14 CITATIONS

[SEE PROFILE](#)

Some of the authors of this publication are also working on these related projects:



Study of Permian Corals in Iran [View project](#)



moslempour [View project](#)

مطالعه سیستماتیک و زیست‌بوم دیرینه گونه مرجانی *Pseudozaphrentoides winsnesi* از توالی قزلین، بلوک طبس (برش زلدو)

مهدی بادپا^۱، حامد یاراحمدزهی^{۲*} و کاوه خاکسار^۳

^۱دکتر، گروه زمین‌شناسی، دانشگاه پیام نور قم، قم، ایران

^۲استادیار، گروه زمین‌شناسی، مرکز تحقیقات علوم زمین، واحد زاهدان، دانشگاه آزاد اسلامی، زاهدان، ایران

^۳استادیار، گروه آب و خاک، مرکز آموزش عالی امام خمینی، جهاد کشاورزی، کرج، ایران

تاریخ دریافت: ۱۳۹۶/۱۲/۱۲ تاریخ پذیرش: ۱۳۹۷/۰۴/۰۹

چکیده

گروه انارک با سازند های زلدو (قزلین - آسلین) و سازند تیغ معدنو (ساکمارین) در ازبک‌کوه (ایران مرکزی) بیش از ۱۸۰ متر ضخامت دارد که شامل کنگلومرا، شیل، ماسه‌سنگ، ماسه‌سنگ آهکی، آهک و بین لایه‌های دولومیتی است. در توالی های سازند زلدو، تجمع گونه مرجانی *Pseudozaphrentoides winsnesi* Flügel, 1995 در دو افق با فراوانی زیاد در بخش بالایی لایه‌های قزلین وجود دارد. این اجتماع مرجانی بر اساس نوع فونا، تنوع و فراوانی، آرایش کورالیت‌ها و نیز میکروفاسیس رخساره‌های رسوبی، بیانگر زیستگاه دیرینه مرجانی سطح پایین (تپ A و Zون اکولوژیکی A2) است؛ این زیستگاه معرف شرایط سخت اکولوژیکی است که تنها تعداد معدودی از مرجان‌های منفرد می‌توانستند عوامل محدودکننده موثر بر زندگی مرجان‌ها را تحمل کنند. بر اساس مطالعات میکروفاسیس، محیط زندگی این اجتماع مرجانی در نواحی تپه‌های ماسه‌ای و حاشیه تپه‌های ماسه‌ای (لاگون به سمت تپه‌های ماسه‌ای و دریای باز به سمت تپه‌های ماسه‌ای) در یک پلانفرم کم عمق تشخیص داده شده است.

کلیدواژه‌ها: قزلین، سیستماتیک، مرجان روگوزا، ازبک‌کوه، سازند زلدو.

E-mail: Hamed.yarahmadzahi@iauzah.ac.ir

*نویسنده مسئول: حامد یاراحمدزهی

۱- پیش‌نوشتار

نهشته‌های اشکوب قزلین (Gzhelian)، در مناطق بسیار محدودی از ایران از جمله در ایران مرکزی در کوه‌های ازبک‌کوه، انارک (Leven et al., 2006; Leven and Gorgij, 2006; Yarahmadzahi and Vachard, 2018) و زیری‌مقدم، ۱۳۸۰؛ یاراحمدزهی، ۱۳۹۰)، البرز مرکزی در برش گدوک (Yarahmadzahi and Vachard 2014; Yarahmadzahi et al., 2016) و زون سندج - سیرجان در ناحیه شهرضا (یاراحمدزهی، ۱۳۹۰؛ Leven and Gorgij, 2011; Yarahmadzahi and Vachard, 2019) گزارش شده‌اند.

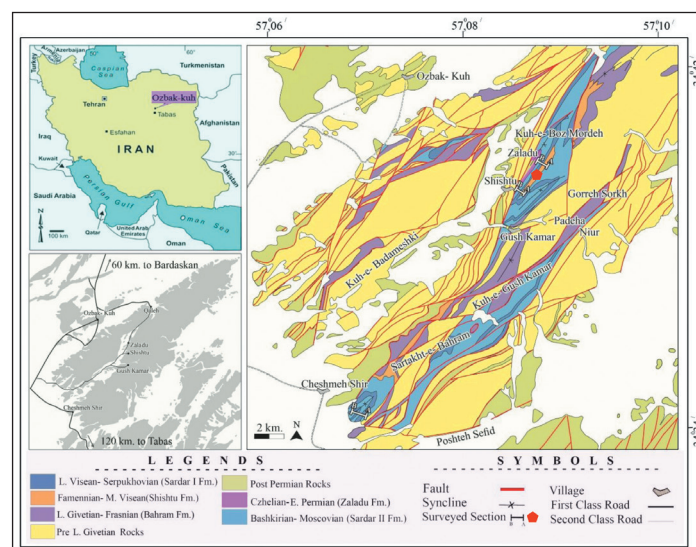
به دلیل گسترش محدود سنگ‌های کربنفر پسین در ایران، اطلاعات کمی درباره مرجان‌های این توالی‌ها وجود دارد و تنها محدود به چند مقاله (بادپا و همکاران، ۱۳۸۷، ۱۳۹۰، ۱۳۹۳، ۱۳۹۴ و ۱۳۹۵) می‌شود.

هدف مطالعه حاضر، بررسی سیستماتیک گونه مرجانی متعلق به سازند زلدو در

شمال بلوک طبس، بازنگری مطالعات پیشین و تجزیه و تحلیل زیست‌بوم دیرینه (پالئو اکولوژی) توالی مورد مطالعه است.

۲- موقعیت جغرافیایی برش مورد مطالعه

برای مطالعه گونه مرجانی اشکوب قزلین برش چینه‌شناسی زلدو انتخاب شد. برای دسترسی به این برش می‌توان پس از عبور از روستای ازبک‌کوه، وارد جاده خاکی گوشه کمر شد و بعد از عبور از روستای شیشو و طی مسافت ۲۷ کیلومتر از جاده عشق‌آباد به بردسکن به این برش رسید. برش زلدو در دره‌ای به همین نام، واقع در شمال‌خاوری برش شیشو قرار دارد. این برش در نزدیکی کوه تیغ معدنو واقع شده و دارای مختصات جغرافیایی "۴۲° ۳۹' ۳۴" عرض شمالی و "۵۷° ۱۱' ۴۸" طول خاوری است (شکل ۱).



شکل ۱- موقعیت جغرافیایی و زمین‌شناسی برش مورد مطالعه. اقتباس از (Ruttner et al. (1970)

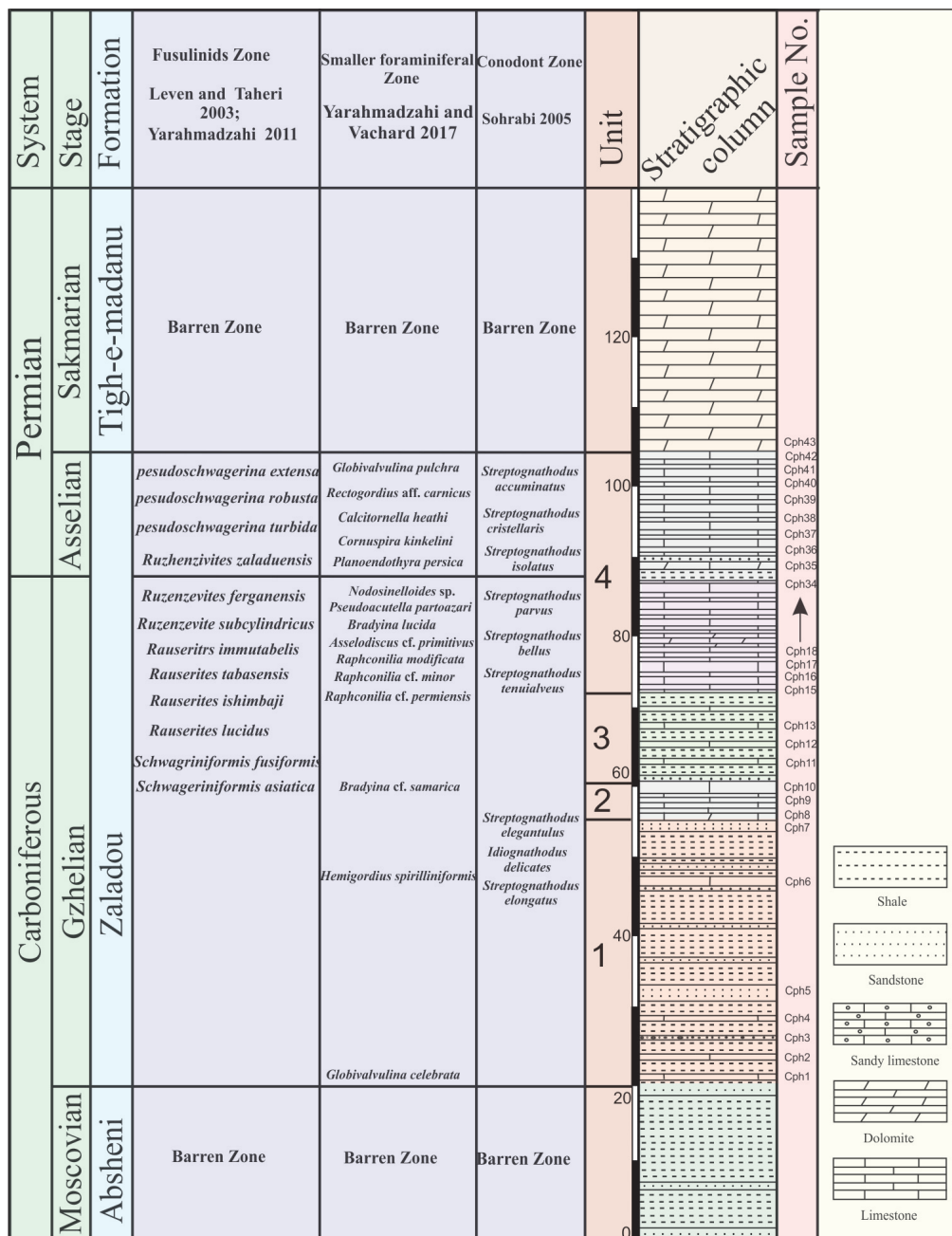
۳- روش مطالعه

به منظور بررسی و مطالعه سیستماتیک گونه مرجانی، پس از جمع آوری و ثبت مشخصات کلی نمونه‌ها، ۱۱۳ مقطع نازک از سنگواره‌های مرجانی در راستای طولی و عرضی تهیه شد. لام‌های مورد استفاده برای مقاطع نازک بسته به اندازه مرجان‌ها در ۴ اندازه لام‌های استاندارد ۷۰×۲۵، ۴۵×۳۰، ۶۰×۴۵ و ۹۰×۷۰ میلی‌متر تهیه شدند.

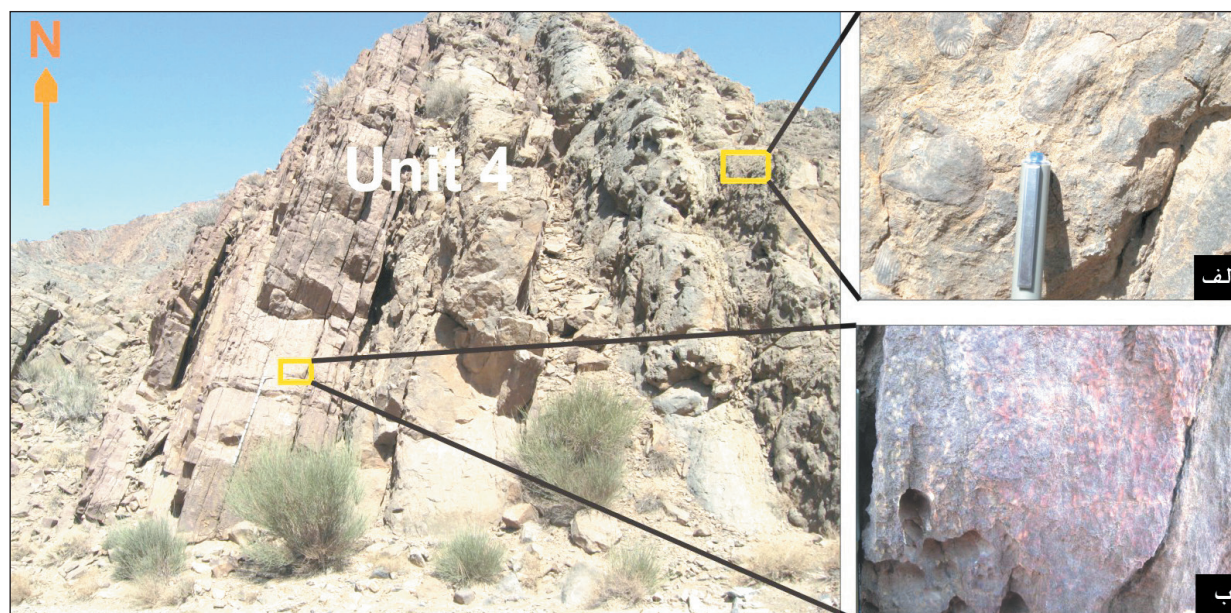
۴- چینه‌نگاری سنگی

سازند زلدو به سن کرتیفر پسین (قزلین) و پرمین پیشین (آسلین)، با یک ناپوستگی فرسایشی بر روی نهشته‌های مسکونین سازند آبشنی قرار دارد (Leven and Gorgij, 2006; Yarahmadzahi and Vachard, 2018) و سازند تیغ معدنو به دیرینگی ساکارین به صورت پیوسته روی آن قرار می‌گیرد.

(یاراحمدزهی، ۱۳۹۰). سازند زلدو در برش مورد مطالعه، متشکل از ۵۰ متر تناوب پاراکنگلومرا، ماسه سنگ، شیل‌های سبز و قرمز و میان‌لایه‌هایی از سنگ آهک ماسه‌ای حاوی براکیوپود و بریوزوئر است. این بخش از توالی مورد مطالعه بر پایه فرامینفرا، فوزولین‌ها و کنودونت‌ها به دیرینگی قزلین است (سهرابی، ۱۳۸۴؛ یاراحمدزهی، ۱۳۹۰). به اعتقاد سهرابی (۱۳۸۴)، خانه‌باد (۱۳۹۱) و یاراحمدزهی (۱۳۹۰) نهشته‌های مذکور در محیط‌های کم عمق نواحی جزر و مدی (Tidal flat) تا مردابی (لاگون) و سد تشکیل شده‌اند. واحد سنگ‌آهکی شامل سنگ‌آهک‌های ارغوانی تا خاکستری رنگ با لایه‌بندی نازک تا متوسط‌لایه، حاوی مرجان‌های منفرد، بریوزوئر، براکیوپود، گاستروپود، کرینئید، جلبک سبز و فرامینفرهای فراوان است (شکل‌های ۲ و ۳). ضخامت این واحد ۴۱ متر است.



شکل ۲- ستون چینه‌نگاری سنگی برش زلدو.



شکل ۳- نمایی از واحد ۴ سازند زلدو و موقعیت: الف) افق‌های مرجانی و ب) افق فوزولین‌دار.

– **تشخیص:** گونه‌ای از *Pseudozaphrentoides* با ۴۴ سپتای اصلی و قطر ۳۵ میلی‌متر. این گونه دارای سپتاهای فرعی کوتاه است. تمام سپتاهای اصلی ربع کاردینال به شکل برگ‌های سوزنی پهن هستند.

– **تعداد نمونه‌ها:** از این گونه ۵۰ نمونه یافت شد. از ۳۶ نمونه، ۱۰۶ برش عرضی و سریالی و ۷ برش طولی تهیه شد.

– **محل جمع‌آوری:** واحد کرناته، سازند زلدو، برش زلدو (نمونه‌های Z1-Z10; R1 261-275، نمونه‌های Z1-1, Z2-1, Z2-2, Z2-4, 5, Z).

– **مشخصات خارجی:** مرجان منفرد بزرگ، دارای کورالیت سراتوئید، دیواره کورالیت نازک دارای خطوط رشد ظریف و نوارهای طولی برجسته است. بزرگ‌ترین نمونه یافت شده کورالیتی با طول ۱۵۰ میلی‌متر و قطر ۴۰ میلی‌متر دارد.

– **برش‌های عرضی:** این گونه مرجانی در مراحل بلوغ دارای ۳۳ تا ۵۰ سپتای اصلی بلند است. به‌طوری که اندازه آنها به ۳/۴ شعاع کورالیت می‌رسد. سپتاهای فرعی کوتاه هستند و ۲ تا ۳ میلی‌متر طول دارند. این سپت‌ها در دیس‌ایمنتاریوم توسعه یافته و ۱ تا ۵ ردیف دیس‌ایمنت را قطع می‌کنند (Plate 1, fig. 1-8, 10-12). سپتاهای فرعی در مراحل اولیه آنتوژنی وجود ندارند. تمام سپتاهای اصلی در ربع کاردینال به شکل برگ‌های سوزنی پهن هستند و ۳ تا ۴ میلی‌متر ضخیم‌شدگی دارند، در صورتی که سپتاهای ربع کانتر به ویژه در مرحله بلوغ نازک هستند. در بخش میانی سپتاهای ضخیم شده، تارهای تیره بر روی محور میانی قرار دارند. همان‌طور که در تصاویر میکرواستراکچر (ریزساختار) این گونه مرجان قابل مشاهده است، مزوپلاسمای گرانولار به‌صورت خط میانی تیره رنگ و استروپلاسمای به‌صورت فیبری دیده می‌شود (Plate 1, fig. 14-18). سپتای کاردینال به وضوح کوتاه‌تر از دیگر سپتاهای است. لذا با کوتاه‌تر شدن سپتای کاردینال در مراحل آنتوژنی، فوسولای کاردینال مشخصی به وجود می‌آید. دیس‌ایمنتاریوم ۴ تا ۱۲ میلی‌متر ضخامت دارد و شامل ۲ تا ۱۲ ردیف دیس‌ایمنت‌های حاشیه‌ای معمولی و بین‌سپتایی است. در کورالیت‌های بالغ دیس‌ایمنت‌های نوع Pseudoherringbone نیز به وجود می‌آید.

– **برش‌های طولی:** در برش‌های طولی، دیس‌ایمنت‌های کوچک و عادی از حاشیه اپی‌تکا به سمت دورن کورالیت بزرگ‌تر می‌شوند. تابولاریوم دارای سطوح کفی ساده‌ای است که از حاشیه کورالیت و از دیس‌ایمنتاریوم در بخش محوری کورالیت به‌صورت افقی قرار گرفتند. حداکثر قطر تابولاریوم در مقطع عرضی ۱۶ میلی‌متر و در مقطع طولی ۲۸ میلی‌متر است. ۱۴ تابولا در ۱ سانتی‌متر وجود دارد (Plate 1, fig. 14-18).

بر اساس مطالعات طاهری و وزیری مقدم (۱۳۸۰)، سهرابی (۱۳۸۴)، یاراحمدزهی (۱۳۹۰)، Yarahmadzahi and Vachard (2018) و Leven and Taheri (2003) واحد کرناته به دیرینگی قزلین پیشین تا آسلین میانی است. مرجان‌های مورد مطالعه به فاصله ۷۰ و ۷۲ متری از قاعده سازند زلدو در ۲ افق به سترای ۲۰ تا ۳۰ سانتی‌متر قرار گرفته‌اند (شکل ۳) که شامل گونه *Pseudozaphrentoides winsnesi* Flügel, 1995 است. لایه‌های پرمین پیشین در افق‌های بالاتر از ۸ متری افق‌های مرجانی معرفی شده است (سهرابی، ۱۳۸۴). طاهری و وزیری مقدم (۱۳۸۰ و ۱۳۸۷)، سهرابی (۱۳۸۴) و یاراحمدزهی (۱۳۹۰) بر اساس پراکندگی فرامینفرها در محدوده سنگ‌آهک‌های حاوی افق‌های مرجانی، آنها را به دیرینگی قزلین پسین تعیین سن کردند. همچنین با توجه به فوای کنودونتی، سهرابی (۱۳۸۴) زون *Streptognathodus tenuialveus* را از قاعده افق‌های مرجانی مورد مطالعه معرفی کرده که سن قزلین پسین را برای آنها تأیید می‌کند. این سن توسط مطالعات Yarahmadzahi and Vachard (2018) و Leven and Gorgij (2006) بر اساس فرامینفرها نیز تأیید شده است.

۵- مطالعه سیستماتیک

مطالعه گونه معرفی شده در این مقاله، از روش سیستماتیک و توصیفات می‌کند و با آنها مقایسه می‌شود. Rodríguez et al. (2004), Hill (1981), Denayer (2013), Flügel (1995) و

Family: Cyathopsidae Dybowski, 1873

Genus: *Pseudozaphrentoides* Stuckenberg, 1904

Type species: *Pseudozaphrentoides jerofejewi*, Stuckenberg 1904

– **بازه جینه‌شناسی و توزیع جغرافیایی:** ویزن پسن انگلیس (Hill, 1941)، ایرلند، فرانسه، بلژیک (Poty; RC7β- RC8, 1981)، جنوب شرقی اسپانیا (Herbig, 1986)، سرپوخوین مراکش (Said et al., 2013; Semenov-Tian Chansky, 1974)، حوضه دونتر (Vassilyuk, 1960)، حوضه اورال (Gorski, 1978)، پلتفرم روسیه (Dobroljubova, 1958)، قزلین ایران (بادپا و همکاران، ۱۳۸۷، ۱۳۹۳ و ۱۳۹۵).

Pseudozaphrentoides winsnesi Flügel 1995

(Plate 1, fig. 1-18)

Holotype: *Pseudozaphrentoides winsnesi* Flügel, 1995 p. 42, pl. 1, fig. 2-5;

pl. 2, fig. 1-7.

Pseudozaphrentoides winsnesi تعداد سپتاهای بیشتری دارد و قطر آن نیز بزرگ‌تر است. در قیاس با گونه ایران، *Pseudozaphrentoides suevensis* دیس‌ایمتماریوم باریک‌تر و سپتاهای ضخیم‌تری دارد. *Pseudozaphrentoides melendezi* در ابعاد و تعداد سپتاها تا حدودی مشابه گونه *Pseudozaphrentoides winsnesi* است اما دیس‌ایمتماریوم گسترده‌تری دارد.

– **توزیع و گسترش جغرافیایی:** این گونه بومی ایران بوده و تا کنون توسط Flügel (1995)، بادپا و همکاران (۱۳۸۷، ۱۳۹۳ و ۱۳۹۵) و Badpa et al., (2011) از سازند زلدو در کوه‌های ازبک کوه معرفی شده است.

– **سن گونه:** بخش بالایی کربنیفر پسین (قرلین پسین).

تابولاها کامل یا ناقص و عمدتاً مسطح و معمولی و تا حدودی منقطع هستند و کمتر حالت قوسی به خود می‌گیرند. لذا از زون دیس‌ایمتمال بالا می‌آیند و در مرکز کورالیت مسطح می‌شوند.

– **بحث:** این گونه در مقایسه با هولوتیپ این جنس یعنی گونه *Pseudozaphrentoides jerofeewi* در نسبت قطر/سپتا (n:d values) متفاوت است و تعداد سپتای کمتری در مقایسه با گونه متعلق به سازند زلدو دارد. گونه *Pseudozaphrentoides juddi* دارای سپتاهایی با میکرواستراکچر (ریزساختار) فیبری بوده و نسبت به گونه سازند زلدو از نظر اندازه بزرگ‌تر است. گونه *Pseudozaphrentoides rabanalienseis* از شمال اسپانیا در مقایسه با گونه

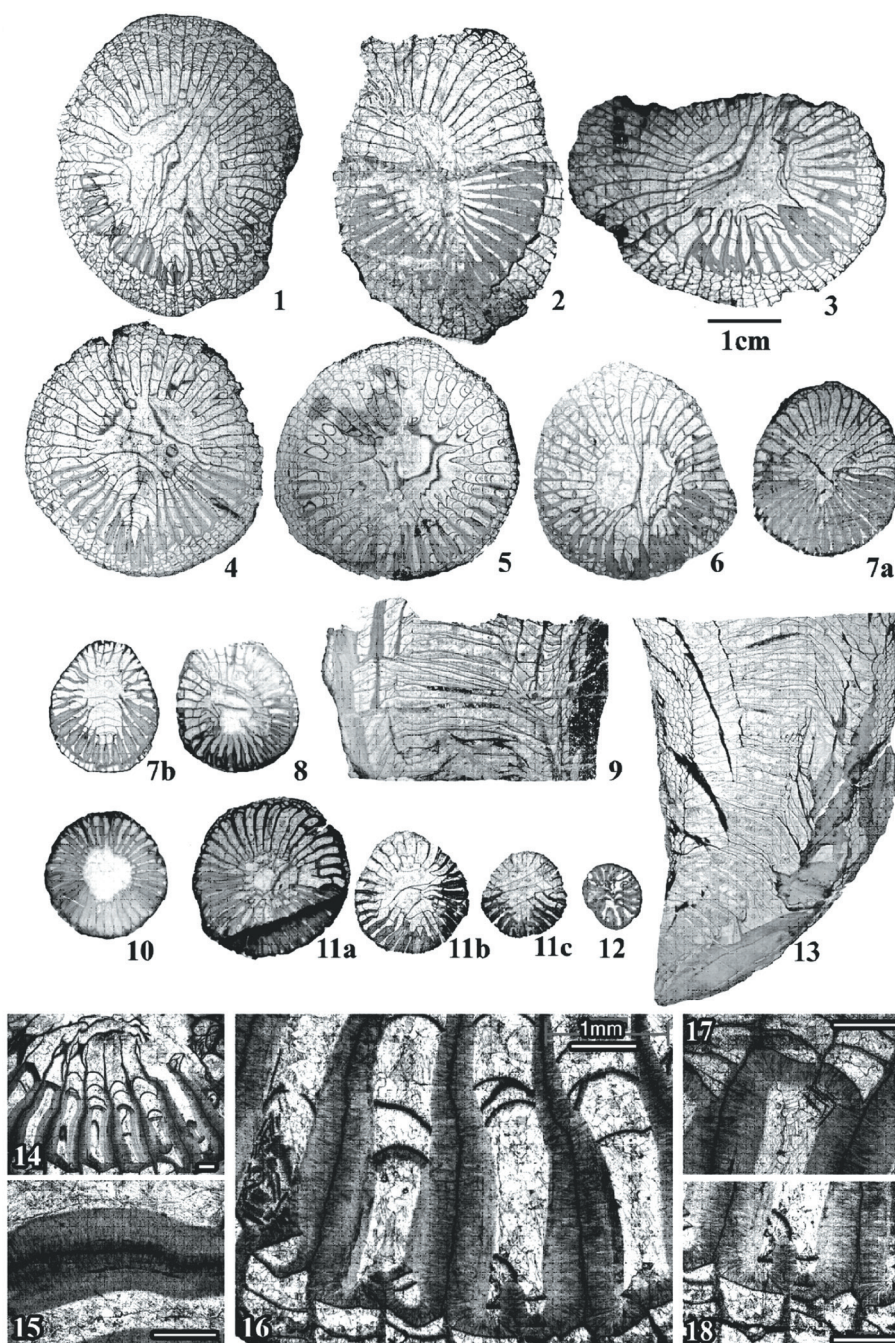


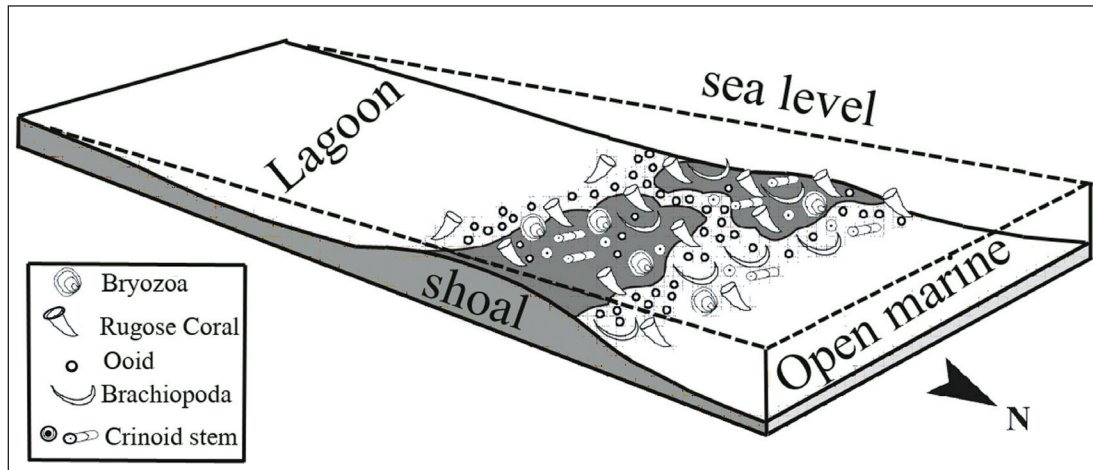
Plate 1

Pseudozaphrentoides winsnesi Flügel, 1995. 1-8 and 10-12) Transversal sections. 9, 13) Longitudinal sections. 14-18) Micro-structure sections. through specimens 1) Z4, 2) Shz3, 3) Shz6, 4) R1-261, 5) R1-263b, 6) Z1, 7) Shz5m, n, 8) Z10, 9) R1-260, 10) Z7, 11) Shz2a, d, f, 12) Z, 13) Z1-2, 14-18) R1-263.

۶- میکروفاسیس و محیط رسوبی افق مرجانی

فراوانی و گسترش آنها بیشتر در محیط دریای باز به سمت سد، به طور متداول در لاگون به سمت سد و در سد کمتر بوده است.

بر اساس مطالعات میکروفاسیس، گونه مرجانی مورد مطالعه در محیط‌های سدی و حاشیه سد (لاگون به سمت سد و دریای باز به سمت سد) می‌زیستند (شکل ۴).



شکل ۴- مدل رسوبی توالی فزاین برش زلده و جایگاه افق‌های مرجانی در آن. گستره مرجان‌های مورد مطالعه در محیط تپه‌های ماسه‌ای و حاشیه تپه‌های ماسه‌ای بوده است.

محیط‌های با انرژی آرام زندگی می‌کنند؛ در چنین محیط‌هایی، رشد عمودی مرجان‌ها بیانگر این است که این جانوران برای جذب نور بیشتر به طرف بالا کشیده می‌شوند و همچنین چون بارش ژئوپلاتکتون‌ها که غذای اصلی مرجان‌هاست از بالا به پایین صورت می‌گیرد، خود را طوری نگه می‌دارند که به این منابع غذایی نزدیک‌تر شوند (Hill, 1981; Said et al. 2010). اما زمانی که انرژی آب بالا و محیط پرتلاطم است، مرجان‌ها به طرفین خمیدگی می‌یابند و به صورت منحنی رشد می‌کنند. لذا وجود خمیدگی کورالیت در تمامی مرجان‌های مورد مطالعه، در واقع می‌تواند نوعی سازگاری با محیط پرتلاطم و پر انرژی باشد.

۲-۷. شوری، عمق، نور و درجه حرارت

فراوانی بالای مرجان Caninomorph در افق‌های مورد مطالعه و تنوع زیستی بالای سایر گروه‌های فسیلی، نشان‌دهنده سطح اکسیژن دیرینه بالا و شوری نرمال محیط دریایی (حدود ۳۶ تا ۴۰ ppm) است. از نظر دما، فراوانی این تپ مرجان‌ها و رشد گسترده ارگانسیم‌ها، دریاهای گرم قابل زیست برای مرجان مورد بحث را نشان می‌دهد. این موجودات در محیط‌های با میزان نور مناسب در قلمرو زون نوری یوفوتیک در عمق ۱۵ تا ۲۵ متر آب دریا زندگی می‌کردند (Hill, 1981).

۲-۷. بستر

فراوانی آئید، پلویدها، ذرات کوراتر و بیوکست‌های شکسته در بسیاری از مقاطع مورد مطالعه (شکل ۵، تصویر ۱)، بیانگر تلاطم آب است. اما این سطح بالای انرژی دائمی نیست، زیرا شواهد موجود در برش مورد مطالعه نشان می‌دهد که در برخی از مقاطع میکروسکوپی مربوط به محیط‌های لاگون و دریای باز، در فضای بین مرجان‌ها سیمان‌شدگی گسترده‌ای رخ نداده و رسوب اطراف مرجان‌ها میکربیتی است (شکل ۵، تصویر ۳). این موضوع نشان‌دهنده دوره‌هایی از بازه‌های زمانی پرانرژی و کم‌انرژی در منطقه است؛ در دوره‌های کم‌انرژی، گل‌های آهکی معلق فرصتی برای ته‌نشینی پیدا می‌کردند و در دوره‌های رسوبی پرانرژی آئیدها و پلویدها افزایش می‌یافتند و بیوکست‌ها

۶-۱. رخساره سد

ترکیب گرینستون آئیدی واجد براکیوپود، دوکفه‌ای، کرینویید، بریوزوآ، فرامینیفر و مرجان‌ها به همراه خرده‌های غیراسکلتی آئید، محیط بسیار کم‌عمق و پرانرژی سدی را برای افق مرجانی اول تأیید می‌شود (شکل ۵، تصویر ۱).

۶-۲. رخساره لاگون

حضور براکیوپود، کرینویید، فرامینیفر و مرجان نشان‌دهنده رخساره پکستون بیوکستی است (شکل ۵، تصاویر ۲، ۳ و ۴). به دلیل فراوانی موجودات استوئالین از جمله مرجان‌ها و حضور فسیل‌های دریای باز مانند کرینوییدها و براکیوپود.

۶-۳. رخساره دریای باز به سمت سد

محتوای ۴۰ درصد کرینویید، بریوزوآ، براکیوپود، تریلوبیت و ذرات غیراسکلتی پراکنده شامل ۱۰ درصد کوراتر نشان‌دهنده رخساره پکستون بیوکستی کوارتزار بوده که در محیط پرانرژی نزدیک سد (دریای باز به سمت سد) نهشته شده است (شکل ۵، تصاویر ۵ و ۶). همچنین خانه‌باد (۱۳۹۱) با مطالعه میکروفاسیس توالی مورد مطالعه، بر اساس نوع دانه‌های تشکیل دهنده و نیز زمینه و درصد فراوانی آنها؛ پنج گروه رخساره‌های A، B، C، D و E وابسته به کمربندهای رخساره‌ای ساحلی، جزر و مدی، لاگون، سدی و دریای باز را برای این توالی تشخیص داد. طاهری و همکاران (۱۳۸۰) و خانه‌باد (۱۳۹۱) محیط نهشته شدن این توالی پلت‌فرم کربناته را از نوع رمپ هموکلیتال تشخیص دادند.

۷- اثر پارامترهای محیطی بر روی گونه مرجانی مورد مطالعه

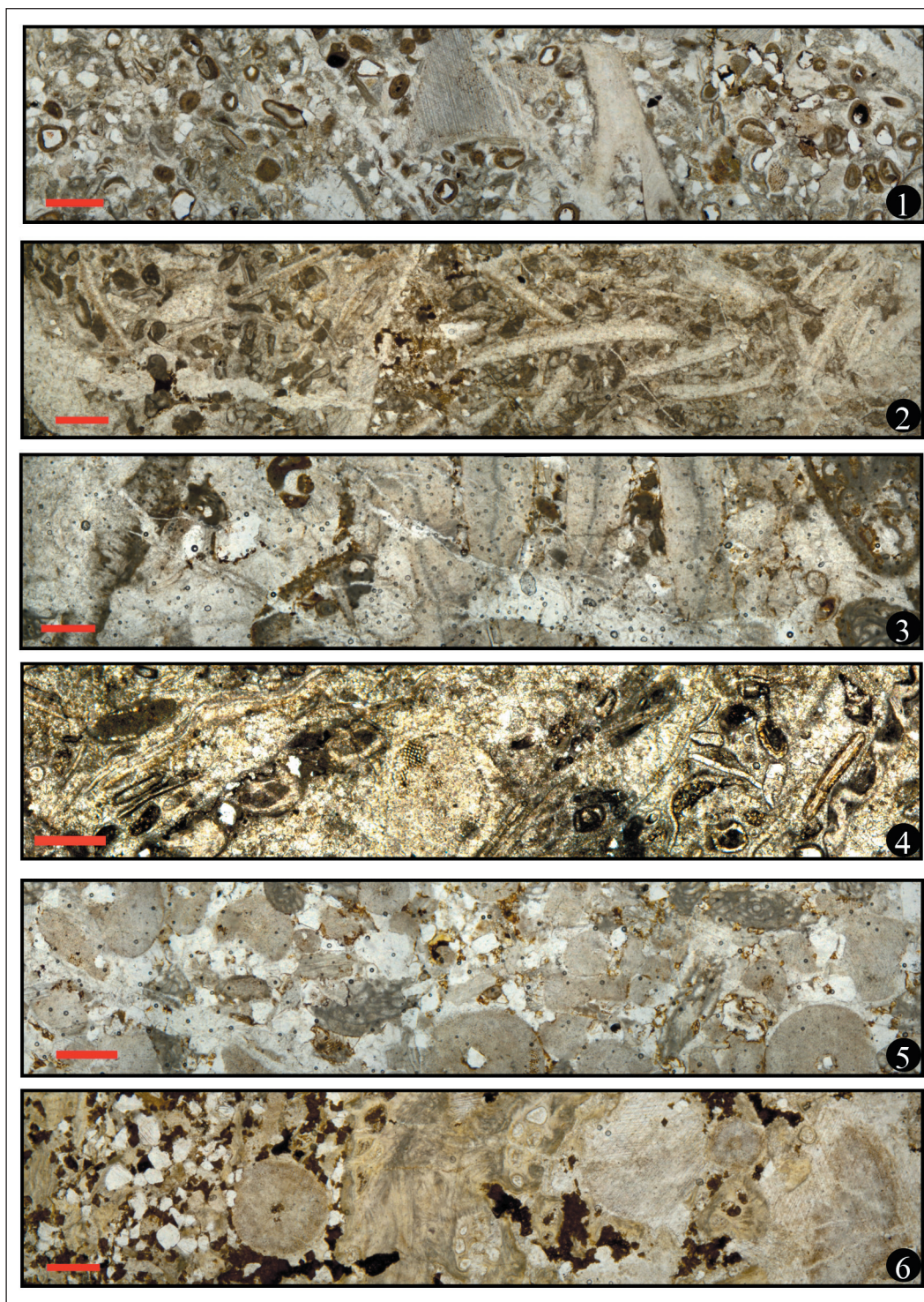
مهم‌ترین پارامترهای محیطی زیست‌بوم دیرینه و اثرات آن بر اجتماع مرجانی مورد مطالعه شامل موارد زیر است:

۷-۱. انرژی آب

گونه مورد مطالعه دارای کورالیت‌های خمیده سراتوئید (Plate 1, fig. 13) است. برخلاف مرجان‌های سراتوئید، مرجان‌هایی که کورالیت‌های قائم دارند در

موجودات تا حدی مواد کافی برای اتصال کورالیت های مرجانی به بستر را فراهم می کرد.

شکسته می شدند در چنین محیطی بستر در طی گسترش رخساره های مرجانی، احتمالاً نرم یا حداقل باثبات بوده است. همچنین فراوانی خرده های اسکلتی



شکل ۵- میکروفاسیس افق های مرجانی مورد مطالعه. (۱) پکستون بیوکلستی، محیط لاگون؛ ۲ و ۳) پکستون بیوکلستی، محیط دریای باز؛ (۴) گرینستون آئیدی کرنویددار، محیط سد؛ (۵) پکستون بیوکلستی، محیط لاگون؛ (۶) پکستون بیوکلستی، محیط لاگون به سمت سد (مقیاس ۳ میلی متر).

۷-۴. نرخ رسوب گذاری و ورود ذرات آواری

یکی از مهم ترین عوامل محدود کننده برای مرجان ها، میزان ذرات آواری در حوضه های رسوبی است. به اعتقاد Hill (1981) مرجان ها در محیط های متلاطم در معرض هجوم ذرات آواری، نمی توانند به خوبی رشد کنند و زنده بمانند. لذا نرخ بالای رسوب گذاری، باعث افزایش مقدار انرژی متابولیک مورد نیاز برای دفع رسوب توسط پولیپ ها و کم شدن فعالیت مرجان ها و در ادامه باعث خفگی مرجان ها می شود (Yentsch et al., 2002). وجود سنگ آهک های رس دار، آئیدهای زیاد، بیوکست ها و اینتراکست های فراوان در کالیس های سالم اغلب مرجان های مورد مطالعه، می تواند شواهدی بر خفه شدن و مدفون شدن آنها در زیر رسوبات در طی دوره های پرانرژی باشد.

۸-۱. ریختارشناسی گونه مرجان مورد مطالعه و تفسیرهای پالئو اکولوژی (زیست بوم دیرینه)

مهم ترین مثال هایی که تلاش دارد بر نقش بیولوژیکی و ریختارشناسی گونه مرجانی در طی رشد کورالیت تأکید کند، شامل موارد زیر است:

۸-۱. اندازه کورالیت

مرجان های دیس ایمنت دار منفرد همانند گونه مورد مطالعه (Plate1, fig. 1-5, 13) که در آب های کم عمق و در بستر سنگ آهکی زندگی می کرده اند (شکل ۴) کورالیت های بزرگ تری دارند. اما مرجان های کوچک تر همانند فونای سیاتاکسونیا، نشان دهنده آب های عمیق تر و اغلب سرد تر هستند (Hill, 1981).

۸-۲. شکل کورالیت ها

به اعتقاد Rodríguez (2001) مرجان های دارای فرم رشد مستقیم، به دلیل اینکه برای اتصال به بستر از تالون (Talon) استفاده می کردند، در طی تکاملشان نیازی به پیچش نداشتند، اما وجود خمیدگی کورالیت ها همانند گونه مورد مطالعه (Plate1, fig. 13)، در واقع نوعی سازگاری با شرایط ناپایدار محیطی است. به اعتقاد Hill (1981) مرجان ها به صورت قائم یافت می شوند که نشان دهنده رشد بر روی بسترهای آرام است؛ اما در محیط های ناآرام و پرتلاطم، کورالیت ها غالباً خمیده هستند. حلقه های رشدی بر روی ایپی تکا منعکس کننده تلاش برای حفظ سطح قاعده کالیس عمود بر سطح آب، منشأ نور یا همچنین جهت بارش زئوپلنکتون هاست. شکل گونه مورد مطالعه و شواهد زیست بوم دیرینه و موقعیت این مرجان ها در محیط رسوبی پرتلاطم (شکل ۴) مایند نکات فوق است.

۸-۳. موقعیت کالیس

مرجان های دارای فرم مستقیم، کالیس های فرو رفته و مسطحی دارند. اما در مرجان های با اشکال خمیده، کالیس به صورت مورب دیده می شود. کالیس های مورب «شکل ۷» عمیق نشان دهنده فعالیت شدید موجود در دفع رسوب از پولیپ هستند. Hill (1981) نیز معتقد است که عمق کالیس ارتباط مستقیمی با فعالیت بیشتر مرجان ها در دفع رسوبات دارد. لذا مورب بودن کالیس و عمق زیاد آن در گونه مورد مطالعه می تواند شواهدی بر فعالیت زیاد فونای مورد مطالعه در صرف انرژی بالای متابولیسمی در دفع رسوبات باشد.

۸-۴. میزان زاویه رأسی

گونه مورد مطالعه دارای کورالیت های سراتوئید است. به اعتقاد Rodríguez (2001) میزان زاویه رأسی در مرجان ها، وابسته به سرعت رسوب گذاری است. به طوری که کورالیت های سراتوئیدی (Plate1, fig. 13) در مقایسه با اشکال تروکوئیدی، در سرعت بالای رسوب گذاری ایجاد می شوند. بنابراین فراوانی کورالیت های نیمه استوانه ای و سراتوئیدی در یک مجموعه مرجانی نشان دهنده نرخ بالای رسوب گذاری است.

۸-۵. ضخامت دیس ایمنتاریوم

دیس ایمنت ها در واقع به عنوان بافت های جابجایی شکل داخل کورالیت، نقش مهمی در اکولوژی مرجان ها به ویژه در آب های کم عمق و پرانرژی دارند. مرجان مورد

مطالعه که در محیط های کم عمق و پرانرژی زندگی می کرده، دیس ایمنتاریوم ضخیم با تعداد ردیف های زیاد دیس ایمنت داشته است (Plate1, fig. 1-5, 9, 13).

۸-۶. کاهش تخصص یافتگی سپتاها در مراحل بلوغ در مرجان های Caninomorph

سپتاها شبیه ستون های یک ساختمان با رشد قائم خود، ساختمان کورالیت را بالا می برند و باعث مقاوم شدن اسکلت مرجانی در برابر امواج می شوند. حفاظت از بدن ارگانسیم های مرجانی، افزایش ارتفاع کورالیت، استحکام دادن به کالیس و به دام انداختن اکسیژن، از سایر نقش های اکولوژیکی سپتاهاست (Fedorowski, 2010).

در مورفوتایپ های مرجانی Caninomorph، سپتاهای فرعی نازک و کوتاه و در زون دیس ایمنتال محدود هستند (Plate1, fig. 1-5). در بعضی از نمونه های مورد مطالعه، سپتاهای اصلی ممکن است در مرحله رشد بالغ، کشیده و پهن باشند. ولی تمام سپتاهای اصلی در مراحل بلوغ از مرکز عقب نشینی می کنند (Plate1, fig. 1-8, 10-12, 14-18).

Fedorowski (2010) دلیل عقب نشینی سپتاها در مراحل بلوغ آنتورنی در این مرجان ها را بزرگ شدن مزانتری ها در کالیس می داند (Plate1, fig. 1-5). به اعتقاد وی اغلب پولیپ های اسکلاکیتینهای امروزی نیز در زمان تغذیه بدنشان اتساع پیدا می کنند. چنین رفتاری در روگوزها نیز متداول بوده است. لذا در مرجان های روگوز، مزانتری ها در کالیس های عمیق جای می گرفتند. در مراحل اولیه آنتورنی فضای موجود برای مزانتری های پولیپ های جوان برای تغذیه و اکسیژن گیری کافی بود؛ ولی با بزرگ شدن پولیپ و افزایش نیاز بدن به اکسیژن و غذا، مزانتری ها در مورفوتایپ مرجانی Caninomorph پیچیده تر و بزرگ تر می شدند. لذا با بزرگ تر شدن مزانتری ها توانایی و نقش بیولوژیکی سپتاهای اصلی در این مرجان ها کاهش می یافت، تا مزانتری ها فضای بیشتری برای ذخیره غذایی شان فراهم کنند.

۸-۷. آرایش سپتاها و فوسولای کاردینال

در گونه مورد مطالعه، قرار گرفتن سپتای کاردینال کوتاه در مجاورت سایر سپتاهای اصلی کشیده و بلند، منجر به تشکیل یک فوسولای باز شد (Plate1, fig. 1, 2, 4-6). به اعتقاد Fedorowski (2010) این آرایش خاص در مرجان های Caninomorph باعث چرخش آب در داخل حفره Gastro-Vascular می شده و بنابراین آب ورودی، اکسیژن را به اندودرم می رسانیده است و همچنین سلول های مرجانی قادر به گرفتن ذرات غذایی می شده اند. علاوه بر این، آب هایی که غذا و اکسیژن آنها تصفیه شد، به همراه ذرات مواد دفعی، به سمت فوسولای کاردینال حرکت می کرده و از طریق شکافی در دیسک دهانی آزاد می شده اند.

۸-۸. ضخیم شدگی سپتاها

به اعتقاد Hill (1981) ضخیم شدگی غالباً در مرجان هایی دیده می شود که واجد خطوط رشد هستند و کالیس آنها عمیق است. این پدیده در مرجان هایی که رشد مستقیم دارند، در تمامی ربع های کورالیت به صورت منظم است اما در مرجان هایی که کورالیت های خمیده دارند، ضخیم شدگی در نواحی مخصوصی از دیواره یا ربع های خاص دیده می شود. اینکه ضخیم شدگی در کدام ربع بیشتر باشد، احتمالاً می تواند مرتبط با نحوه قرارگیری مرجان ها در مقابل (خلاف) جهت امواج آب باشد؛ ترشحات استروئید پلاسماتیک در بخشی از کورالیت تشکیل می شده است که بیشتر باعث حفظ تعادل مرجان و نگهداری بهتر کالیس به سمت بالا می شد. در گونه مورد مطالعه، پدیده ضخیم شدگی، در ربع کاردینال دیده می شود (Plate1, fig. 1-8, 10-11). در این مرجان ها، سپتاهای ربع کاردینال به شکل برگ های ضخیم ولی در سپتاهای ربع کاتر همگی نازک هستند. این ضخیم شدگی در دوره های مختلف آنتورنی مرجان از برش های سریالی پایین تر در مراحل اولیه رشد (برش های قاعده ای) تا دوران بلوغ (برش زیر کالیس) دیده می شود. در دوران نیانیک، هم زمان با باریک شدن دیس ایمنتاریوم (Plate1, fig. 7, 8, 10-12)، ضخامت تمامی سپتاها بیشتر می شود. به اعتقاد Flügel (1995) ضخیم شدگی نه تنها در سپتاها بلکه در دیس ایمنت ها نیز قابل مشاهده است. در نمونه مرجانی مورد مطالعه،

ذرات آواری) را تحمل کنند. جوامع A2 در گذر از کربنات به رخساره آواری در اعماق زیاد و یا آب‌های کم عمق یافت می‌شوند (Aretz, 2010). لذا بر اساس وجود مرجان‌های منفرد بزرگ از نوع فونای *caninid-clisiophyllid*، اجتماع مرجانی یک‌گونه‌ای و عدم حضور مرجان‌های سریوید، افق‌های مرجانی مورد مطالعه در برش‌های زل‌دو نشان‌دهنده اجتماعات مرجانی سطح پایین (A) و زیست‌بوم دیرینه A2 هستند.

۱۰- نتیجه‌گیری

با مطالعه سازند زل‌دو در کوه‌های ازبک کوه، دو افق مرجانی یافت شد. پس از تهیه ۱۱۳ مقطع میکروسکوپی از این مرجان‌ها که فراوانی زیادی نیز دارند، مشخص شد که این دو افق تنها زیستگاه یک گونه از مرجان‌های روگوزای منفرد هستند.

گونه *Pseudozaphrentoides winsnesi* Flügel 1995 معرفی شده به دیرینگی آرتینسکین پیشین (آخرین اشکوب از پرمین پیشین)، بر پایه مطالعات اخیر بر اساس بیواستراتیگرافی کنودونت‌ها و فرامینفرها، به دیرینگی قزلین پسین (جوان‌ترین اشکوب کربنیفر) تعیین سن و معرفی می‌شود.

بر اساس مطالعات میکروفاسیس، افق‌های مرجانی مورد مطالعه در محیط‌های کم‌عمق و پراثری رخساره‌های لاگون به سمت سد، سد و دریای باز به سمت سد، در یک پلت‌فرم کربناته از نوع رمپ هموکلینال حضور داشته‌اند.

حضور گونه مورد مطالعه در محیط پراثری سد و اطراف آن به همراه سنگ‌آهک‌های رس‌دار، آلیدها، پلویدها و ذرات غیر اسکلتی مانند کوارتزها، تنوع کم این اجتماع مرجانی را توجیه می‌کند. چنین محیطی می‌تواند باعث خفه شدن مرجان‌های مورد مطالعه و مدفون شدن آنها در زیر رسوبات باشد. زیرا این موجودات در محیط‌های متلاطم و در معرض هجوم ذرات آواری، نمی‌توانند به خوبی رشد کنند و زنده بمانند.

علیرغم شواهد محیطی فوق، ریختارشناسی مرجان‌ها (اندازه کورالیت‌ها و میزان خمیدگی آنها، وجود کاليس عمیق و مورب، میزان زاویه رأسی، شکل سراتوئید آنها، دیس‌ایممناریوم توسعه یافته و ضخامت زیاد دیس‌ایممن‌ها و آرایش سپتها و ضخیم‌شدگی آنها) نیز می‌تواند به عنوان مکملی در مطالعات بوم‌شناسی دیرینه استفاده شود.

اجتماع مرجانی مورد مطالعه معرف جامعه مرجانی سطح پایین (تیپ A و زون اکولوژیکی A2) هستند. این زیستگاه بیانگر شرایط بسیار سخت اکولوژیکی است که تنها تعداد معدودی از یک گونه از مرجان‌های منفرد می‌توانستند عوامل محدودکننده مؤثر بر زندگی این موجودات را تحمل کنند.

ردیف‌های دیس‌ایممناریوم نیز توسط رسوبات استریوپلاسماتیک ضخیم شده‌اند (Plate 1, fig. 1-5).

۹- زیستگاه مرجان مورد مطالعه

در گذشته، زیستگاه‌های مرجانی را از نظر نحوه قرارگیری آنها در توالی رسوبی، در دو دسته بیستروم‌ها و بیوهرم‌ها قرار می‌دادند. اما (Aretz, 2010) با مطالعه رخساره‌های مرجانی کربنیفر در بسیاری از نقاط دنیا، تعریف گسترده‌تری برای تقسیم‌بندی این نوع زیستگاه‌ها ارائه کرد؛ لذا برای تشخیص زیستگاه‌های مرجانی، اطلاعات تکمیلی از جمله بستر، فراوانی و تنوع مرجان و ارتباط آنها با هم، نحوه آرایش کورالیت‌ها در لایه، میکروفاسیس توالی و نیز مشارکت سایر گروه‌های فسیلی در ارتباط با اجتماعات مرجانی مورد نیاز است. وی زیستگاه‌های اجتماعات مرجانی کربنیفر را به چهار دسته تقسیم‌بندی کرد. زیستگاه تیپ A شامل جوامع مرجانی سطح پایین شامل ساب‌تیپ‌های A1 و A2؛ زیستگاه تیپ B (چمن‌زارها یا علف‌زارهای مرجانی) شامل ساب‌تیپ‌های B1 و B2؛ زیستگاه تیپ C (بیستروم‌های مرجانی) شامل ساب‌تیپ‌های C1، C2 و C3 و زیستگاه تیپ D (بیوهرم‌های مرجانی) شامل ساب‌تیپ‌های D1، D2، D3 و D4.

همان‌طور که پیشتر شرح داده شد، گونه مرجانی مورد مطالعه در دو افق قرار گرفته است. که هر دو افق، تنها زیستگاه یک گونه از مرجان‌های روگوزای منفرد هستند. لذا در مقایسه با مدل رده‌بندی (Aretz, 2010) زیستگاه مرجان‌های مورد مطالعه از نوع زون اکولوژیکی جوامع مرجانی سطوح پایین یا تیپ A است. به اعتقاد (Aretz, 2010) زیستگاه تیپ A (level-bottom community)، قلمرو مرجان‌های روگوزای منفرد *Caninid-clisiophyllid* است. البته مرجان‌های روگوزای کلنی نیز می‌توانند در این زون اکولوژیکی وجود داشته باشند؛ اما در صورت وجود، فونای فرعی هستند و فراوانی کمی دارند.

زیستگاه مرجانی تیپ A بر اساس تنوع تاکسونومیکی به دو زون یا ساب‌تیپ تقسیم می‌شود. ساب‌تیپ A1 متشکل از اجتماعات مرجانی چندگونه‌ای (polyspecific) است. این زیستگاه معرف جوامع اکولوژیکی پایدار، متعادل و متنوع است که طیف گسترده‌ای از نیچ‌های متنوع زیستی را شامل می‌شود. فونای زیستی در این زیستگاه، نیاز به سازگاری ویژه محیطی ندارند (Aretz, 2010). جوامع A1 در رخساره‌های کربناته بیوکلستیک و کستون یا بیوکلستیک پکستون قرار دارند.

ساب‌تیپ A2 متشکل از اجتماعات مرجانی یک‌گونه‌ای (monospecific) است. این زیستگاه معرف شرایط بسیار سخت اکولوژیکی است که تنها تعداد معدودی از مرجان‌های منفرد می‌توانند عوامل محدودکننده (به عنوان مثال عمق آب یا هجوم

کتابنگاری

- بادپا، م.، خاکسار، ک.، عاشوری، ع. ر. و خانه‌باد، م.، ۱۳۹۳- مرجان‌های باشکیرین (کربنیفر پسین) سازند سردر در برش زلдо، کوه‌های ازبک‌کوه، خاور ایران مرکزی، مجله پژوهش‌های چینه‌نگاری و رسوب‌شناسی. ۵۴: صص. ۳۹ تا ۵۸.
- بادپا، م.، خاکسار، ک.، عاشوری، ع. ر. و خانه‌باد، م.، ۱۳۹۴- پارامترهای محیطی مجموعه مرجانی باشکیرین سازند سردر در برش زلдо (کوه‌های ازبک‌کوه، خاور ایران مرکزی)، فصلنامه علوم زمین. ۹۵: صص. ۹۷ تا ۱۰۶.
- بادپا، م.، خاکسار، ک.، عاشوری، ع. ر. و خانه‌باد، م.، ۱۳۹۵- معرفی مرجان‌های کربنیفر پسین (اشکوب قزلین) انارک (شمال شرق اصفهان)، دومین همایش ملی زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی، کرمان.
- بادپا، م.، عاشوری، ع. ر. و خاکسار، ک.، ۱۳۸۷- گزارش اولیه از مرجان‌های قزلین ایران در برش زلдо (کوه‌های ازبک‌کوه، شرق ایران مرکزی)، دوازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران، شرکت ملی مناطق نفت‌خیز جنوب، اهواز، صص. ۲۱۰ تا ۲۱۵.
- بادپا، م.، عاشوری، ع. ر. و خاکسار، ک.، ۱۳۹۰- مطالعه مرجان‌های سرپوخوین پسین (نامورین پیشین) در برش زلдо (کوه‌های ازبک‌کوه، خاور ایران مرکزی)، رخساره‌های رسوبی، ۹۰: صص. ۱ تا ۱۴.
- خانه‌باد، م.، ۱۳۹۱- محیط رسوبی، دیاژنز و ژئوشیمی رسوبات کربنیفر شرق ایران مرکزی، رساله دکترا، دانشگاه فردوسی مشهد، ۲۴۷ ص.
- سهرابی، ز.، ۱۳۸۴- بیواستراتیگرافی سیستم‌های کربنیفر (سازند سردر)- پرمین (سازند جمال) در منطقه ازبک‌کوه (برش زلдо) بر اساس روزنبران با نگرش ویژه بر کونودونت‌ها، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، پژوهشکده علوم زمین، ۲۷۸ ص.
- طاهری، ع. و وزیری مقدم، ح.، ۱۳۸۰- چینه‌نگاری و فسیل‌شناسی سنگ‌های کربنیفر بالایی- پرمین در برش زلдо و مقایسه آن با سایر نواحی ایران، مجله علوم پایه دانشگاه اصفهان، صص. ۴۵ تا ۵۶.
- طاهری، ع. و وزیری مقدم، ح.، ۱۳۸۷- بررسی فوزولیناسه‌آی بلوک طبس و اهمیت آنها در تفسیر جغرافیا و آب‌وهوای گذشته قاره سیمیری، مجله علوم دانشگاه تهران. ۱: صص. ۱۲۳ تا ۱۳۰.
- یاراحمدزهی، ح.، ۱۳۹۰- چینه‌نگاری زیستی فوزولین‌ها و چینه‌نگاری سکاسی و محیط رسوبی نهشته‌های پرمین زیرین در ایران مرکزی (نواحی یزد، اصفهان، آباد)، رساله دکترا، دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات تهران، ۲۸۴ ص.

References

- Aretz, M., 2010- Habitats of colonial rugose corals: the Mississippian of western Europe as example for a general classification: *Lethaia*, V. 10, p. 1- 5.
- Badpa, M., Khaksar, K. and Ashouri, A. 2011- Study of Carboniferous corals in the Ozbak-kuh Mountains (Eastern of Central Iran). 11th symposium of fossil Cnidaria and Porifera. Liege. Belgium.
- Denayer, J., 2013- Biostratigraphie et Paleobiogeographie des Coraux tetracoralliaires du Carbonifer inferieur de la Turquie. Universite de Liege. 431 p.
- Dobrolyubova, T. A., 1958- Nizhnekamennougol'nye kolonial'nye chetyrekhluchevye korally Russkoy platformy. *Trudy Paleontologicheskogo Instituta AN SSSR*, 70, 1-226. [in Russian]
- Fedorowski, J., 2010- Does similarity in rugosan characters and their functions indicate taxonomic relationship?: *Palaeoworld*, V. 19, p. 374- 381.
- Flügel, H. W., 1995- Biostratigraphie und Korallenfaunen des Jungpaläozoikums Ost-Irans: *Geol. Paläont. Mitt. Innsbruck*, V. 20. p. 35- 49.
- Gorski, I. I., 1978- Middle Carboniferous corals from the western slope of the Urals. *Nakuka, Moscow*. 233p. [in Russian].
- Herbig, H. G., 1986- Rugosa und Heterocorallia aus Obervise-Geröll der Marbella-Formation (Betische Kordillere, Südsanien). *Paläontologische Zeitschrift*. V. 6. P. 189- 225.
- Hill, D., 1941 (1938-1941)- A monograph on the Carboniferous rugose corals of Scotland: *Palaeontographical Society*, 213 p.
- Hill, D., 1981- Coelenterata; Supplement 1, Rugosa and Tabulata. In: Teichert, C., (Ed.). *Treatise on invertebrate paleontology*, Volume part F, volume 1-2, The Geological Society of America and the University of Kansas (Boulder, Colorado, Lawrence, Kansas), 762 p.
- Leven, E. J. and Gorgij, M. N., 2006- Upper Carboniferous-Permian stratigraphy and fusulinids from the Anarak region, central Iran: *Russian journal of earth sciences*, V. 8, p. 1- 25.
- Leven, E. J. and Gorgij, M. N., 2011- First Record of Gzhel'ian and Asselian Fusulinids from the Vazhnan Formation (Sanandaj-Sirjan Zone of Iran). *Stratigraphy and Geological Correlation*, 19: 486- 501.
- Leven, E. J. and Taheri, A., 2003- Carboniferous-Permian stratigraphy and fusulinids of East Iran, Gzhel'ian and Asselian deposits of the Ozbak-Kuh region: *Rivista Italiana di Paleontologia e Stratigrafia*, V. 109, p. 499- 515.
- Leven, E. J., Davydov, V. I. and Gorgij, M. N., 2006- Pennsylvanian stratigraphy and fusulinids of central and eastern Iran: *Palaeontologia Electronica*, 9.1.1A.
- Rodríguez, S., 2001- Life strategies of solitary undissepimented rugose corals from the Upper member of the Picos de Europa Formation (Moscovian, Carboniferous, Cantabrian Mountain, NW Spain), *Lethaia*, V. 34, p. 203- 214.
- Rodríguez, S., Hernando, J. M. and Rodríguez-Curt, L., 2004- Estudio de los corales cyathópsidos (Rugosa) del Viseense superior de la Unidad de la Sierra del Castillo (Córdoba, España): *Coloquios de Paleontología*, V. 54, p. 69- 82.
- Ruttner, A., Nabavai, M. H. and Alavi, M., 1970- Geological map of the Ozbak- kuh mountains, scale 1:100,000. Geological Survey of Iran proof Print.

- Said, I., Rodríguez, S., Berkhli, M., Cózar, P. and Gómez-Herguedas, A., 2010- Environmental parameters of a coral assemblage from the Akerchi Formation (Carboniferous), Adarouch Area, central Morocco: Journal of Iberian Geology, V. 36, p. 7- 19.
- Said, I., Somerville, I. D., Rodríguez, S. and Cózar, P., 2013- Mississippian coral assemblages from the Khenifra area, Central Morocco: Biostratigraphy, biofacies, palaeoecology and palaeobiogeography. Gondwana Research 23, 367- 379.
- Semenoff-Tian-Chansky, P., 1974- Recherches sur les Tétracoralliaires du Carbonifère du Sahara Occidental. Mémoires du Muséum national d'histoire naturelle, nouvelle séries, .série C, Sciences de la terre, 30, 1- 316.
- Vassilyuk, N. P., 1960- Lower Carboniferous corals of the Donets Basin. Akademiya Nauk Ukrainskoy SSR, Trudy Instituta Geologicheskikh Nauk, Seriya Stratigrafii i Paleontologii, 13, 1- 178. [In .Russian]
- Yarahmadzahi, H. and Vachard, D., 2014- Paleobiogeographic significance of a new ozawainelloid fusulinid *Pseudoacutella partoazari* n. sp., from the Asselian (lowermost Permian) of Gaduk (Central Alborz, Iran). Revue de micropaléontologie V. 57, p. 117- 124.
- Yarahmadzahi, H., Vachard, D. and Dibadin, B., 2016- Smaller foraminifers from the Lower Permian Emarat Formation, East of Firuzkuh (Central Alborz, Iran). Rivista Italiana di Paleontologia e Stratigrafia V. 122(3), p. 103- 118.
- Yarahmadzahi, H. and Vachard, D., 2018- The uppermost Carboniferous (Gzhelian)-Lower Permian (Asselian) stratigraphy and smaller foraminifers of the Ozbak-Kuh region (Tabas Block, east central Iran), Geological journal, V. 53(2), p. 510- 526.
- Yarahmadzahi, H. and Vachard, D., 2019- Gzhelian-Asselian (latest Carboniferous–earliest Permian) smaller foraminifers from the Asad-Abad section (Sanandaj-Sirjan tectonic plate, central Iran). Journal of Foraminiferal Research. V. 49 (2), p. 107- 130.
- Yentsch, C. S., Yentsch, C. M., Cullen, J. J., Lapointe, B., Phinney, D. A. and Yentsch, S. W., 2002- Sunlight and water transparency: cornerstones in coral research. J. Exp. Mar. Biol. Ecol.V. 268, p. 171- 183.

Systematic and Paleoecology of species *Pseudozaphrentoides winsnesi* coral from Gzhelian in Tabas block, (Zaladou section)

M. Badpa¹, H. Yarahmadzahi^{2*} and K. Khaksar³

¹Ph.D., Department of Geology, Payam-e Noor University of Qom, Qom, Iran

²Assistant Professor, Department of Geology, Earth Sciences Research Center, Zahedan Branch, Islamic Azad University, Zahedan, Iran

³Assistant Professor, Department of Water and Soil, Imam Khomeini High Education Center, Agriculture - Jihad, Karaj, Iran

Received: 2018 March 03

Accepted: 2018 June 30

Abstract

The Anarak Group with Zaladou (Gzhelian-Asselian age) and Tigh-e-Madanu (Sakmarian age) formations in the Ozbak Kuh Mountains (Central Iran) is more than 180 m thick and includes thick units of conglomerate, shale, sandstone, calcareous sandstone, sandy limestone, fusulinid limestone, marl and dolomite layers. In the sequence of Zaladou formation, the accumulation of coral species of *Pseudozaphrentoides winsnesi* Flügel, 1995, was abundantly identified in two horizons in the upper part of the Ghezelin layers. Based on faunal composition, diversity and abundance, spacing of corallites and microfacies, the mentioned accumulation is categorized as low-level (of Type A, ecological zone of A2). This zone represents a tough ecological condition where only a limited number of solitary corals could have survived the life-threatening factors. Based on microfacies studies, the coral community was identified to be restricted to the shoal and around it (lagoon toward shoal and open sea toward shoal) in a shallow platform.

Keywords: Gzhelian, Systematic, Rugose coral, Ozbak-kuh, Zaladou Formation.

For Persian Version see pages 65 to 74

*Corresponding author: H. Yarahmadzahi; E-mail: Hamed.yarahmadzahi@iauzah.ac.ir