

مطالعه و بررسی فرامینیفرهای کوچک زیرخانواده

Biseriammininae

در رسوبات پرمین بالایی (سازند دالان) اشترانکوه در زاگرس مرتفع

مهرنوش بیات^(۱)^{*}، داریوش باغبانی^(۲)

۱. گروه زمین شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه آزاد اسلامی، شیراز، ایران

۲. مدیریت اکتشاف، شرکت نفت ؟

چکیده

زیرخانواده Biseriammininae شامل جنس‌هایی است که این جنس‌ها از تنوع گونه‌ای قابل ملاحظه‌ای در پرمین بالایی برخوردار بوده‌اند. افراد این زیرخانواده گسترش فوق العاده‌ای در رسوبات پرمین بالایی اکثر نقاط ایران به خصوص حوضه زاگرس داشته‌اند.

تفکیک و معرفی گونه‌های مربوط به این جنس‌ها، ایجاد بایوزوناسیون^(۱) بر مبنای گونه‌های ممیز و کاربرد چینه‌شناسی آنها به عنوان بیوزون‌های مشخص، به پیشنهاد یک بیواستراتیگرافی^(۲) دقیق رسوبات پرمین منطقه می‌انجامد. همچنین می‌توان با توجه به شباهت‌ها و تفاوت‌هایی که بین جنس‌ها و گونه‌های مربوط به هر جنس وجود دارد، ارتباط فیلوزنی^(۳) آنها را مشخص نمود.

نمونه‌های مورد مطالعه مربوط به اشترانکوه می‌باشند. علت انتخاب، کامل بودن رسوبات پرمین بالایی و نمونه‌برداری سیستماتیک در این منطقه نسبت به سایر مناطق در حوضه زاگرس است.

در این پژوهش، برش‌های مربوط به گونه‌های مختلف جنس‌های مورد مطالعه به وسیله دستگاه Camera lucida رسم و تفکیک گونه‌ها براساس مشخصات ساختمانی صدف صورت گرفته است.

¹. Biozonation

². Biostratigraphy

³. Phylogeny

نتیجه این کار معرفی ۲۴ گونه مربوط به جنس *Globivalvulina*, ۸ گونه مربوط به *Paraglobivalvulinoides* و ۱ گونه از *Paraglobivalvulina* مربوط به آنها می باشد.

واژه های کلیدی:

، اشترانکوه، پرمین بالایی، زاگرس مرتفع، فرامینیفرهای کوچک، سازند دلان *Paraglobivalvulinoides*

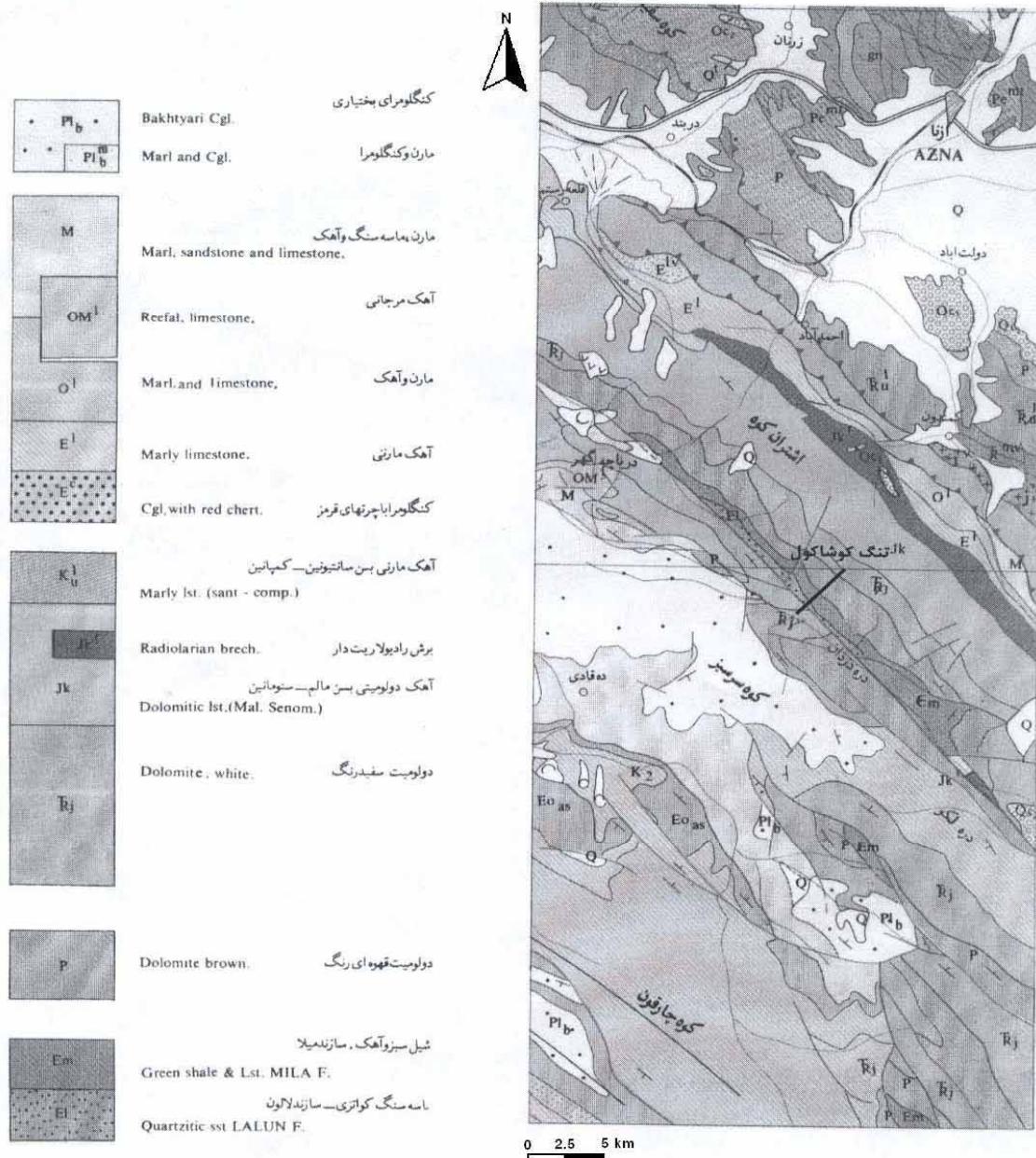
مطالعات چینه‌شناسی و بیواستراتیگرافی رسوبات پرمین در حوضه زاگرس از سال ۱۹۷۵ اهمیت خاصی پیدا کرد. اهمیت انجام این مطالعات به دنبال کشف مخازن عظیم گاز در خلیج فارس و استان فارس ایجاد شد. بیواستراتیگرافی دقیق این رسوبات، مستلزم مطالعه دقیق فسیل‌ها بخصوص میکروفسیل‌ها در این حوضه بوده است.

طی مطالعاتی که در گذشته بر روی این رسوبات صورت گرفته میکروفسیل‌های زیادی مورد شناسایی قرار گرفته اند. در بین فرامینیفرهای معرفی شده، تحول و تنوع گونه‌ای در میکروفسیل‌های زیرخانواده *Biseriammininae* CHERNYSHEVA 1941 قابل توجه بوده است. به همین دلیل برش‌های متعدد مربوط به گونه‌های مختلف جنس‌های این زیرخانواده مورد بررسی و پژوهش قرار گرفته است. سن گونه‌های تفکیک شده براساس بایوزوناسیونی است که توسط د- باگبانی (۱۳۶۹) ارائه شده است. رسوبات پرمین بالایی در منطقه اشترانکوه شامل توالی بیش از ۱۰۰۰ متر سنگ‌های آهکی، آهک دولومیتی و دولومیت می‌باشد. دولومیتی شدن، بیشتر در قسمت‌های میانی و زیرین این رسوبات رخ داده است. با این وصف، رسوبات پرمین بالایی در این منطقه نسبت به سایر مناطق در زاگرس مرتفع کامل‌تر و برای مطالعه مناسب‌تر می‌باشند.

موقعیت جغرافیایی ناحیه مورد مطالعه

نمونه‌های مورد مطالعه مربوط به برش چینه‌ای تنگ کوشکول، اشترانکوه واقع در جنوب غرب الیگودرز می‌باشد. این کوه در حوضه زاگرس، در قسمت زاگرس مرتفع در بین طول‌های جغرافیایی $30^{\circ} 49'$ و $33^{\circ} 20'$ شرقی و عرض‌های جغرافیایی $7^{\circ} 33'$ و $7^{\circ} 30'$ شمالی قرار گرفته است. ارتفاع این کوه از سطح دریا 4050 متر است.

ZAGROS ZONE



موقعیت جغرافیایی مقطع مورد مطالعه (نقشه زمین شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ خرم آباد - ۱۳۷۱)

شکل ۱- موقعیت جغرافیایی مقطع مورد مطالعه(نقشه زمین شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ خرم آباد- ۱۳۷۱)

به علت سخت بودن ماهیت نمونه‌های جمع آوری شده، مطالعات فقط با استفاده از مقاطع میکروسکوپی صورت گرفته است. از این نمونه‌ها بیش از هزار مقطع نازک تهیه و کار بر روی این مقاطع در ۵ مرحله صورت گرفته است.

مرحله اول: بررسی مقاطع به منظور تشخیص سنگ شناسی و محتویات فسیلی.

مرحله دوم: رسم برش‌های مختلف مربوط به سه جنس *Globivalvulina*, *Paraglobivalvulina* و *Paraglobivalvulinoides* با بزرگنمایی ۸۰ برابر.

مرحله سوم: تفکیک گونه‌ها و بیان مشخصات هر دسته از گونه‌ها براساس اندازه، نوع پیچش، شکل دهانه، ساختمان دیواره و ساختمان‌های اضافی مانند حجرک‌ها.

مرحله چهارم: ترسیم نمودار گسترش زمانی گونه‌ها.

مرحله پنجم: ارائه طرح تکاملی فرضی مربوط به سه جنس مذکور و گونه‌های مربوط به هر جنس در پرمیں بالایی.

چینه شناسی منطقه مورد مطالعه

رسوبات پرمیں حوضه زاگرس شامل سکانس ضخیمی از رسوبات آواری سیلیسی، کربناته و تبخیری با ضخامتی بین ۱۰۰۰ تا ۶۰۰ متر می‌باشد. بطور کلی رسوبات پرمیں و تریاس در حوضه زاگرس اولین بار توسط زابو و خردپیر (۱۹۷۸) تحت عنوان گروه دهرم^۱ معرفی شده و شامل سه سازند فراقوون (پرمیں زیرین)، سازند دالان (پرمیں بالایی) و سازند کنگان (تریاس زیرین) می‌باشد. کوه سورمه تنها محل رخنمون رسوبات پرمیں و تریاس در کمربند چین خورده زاگرس می‌باشد و بقیه رخنمون‌های رسوبات پرمیں و تریاس، در امتداد تراست زاگرس یا زاگرس مرتفع قرار دارد (szabo & kheradpir, 1978).

در زون زاگرس مرتفع، در نواحی لرستان و شمال بندرعباس، ضخامت سازند دالان بیش از ۱۰۰۰ متر می‌باشد و این سازند بطور همسیب بر روی سازند فراقوون قرار می‌گیرد. مرز بین این دو سازند، تدریجی و از

^۱. Dehram

ماسه سنگ به ماسه سنگ آهکی، آهک ماسه‌ای و بالاخره به سنگ آهک تغییر فاسیس می‌دهد. در این زون، سازند دالان بطور همشیب و با تغییر توپوگرافی و ضخامت لایه‌های کربناته در زیر سازند خانه کت متعلق به تریاس قرار می‌گیرد و هیچ‌گونه سطح فرسایشی و تغییر شدید لیتوولوژی در این مرز دیده نمی‌شود.

لیتواستراتیگرافی^۱ و بیواستراتیگرافی^۲ سازند دالان در زون زاگرس مرتفع

الف) لیتواستراتیگرافی

سازند دالان در امتداد تراست زاگرس یا زاگرس مرتفع با سه رخساره مختلف گسترش دارد(باغبانی، .(۱۳۶۹).

الف – ۱ – رخساره سنگ‌های کربناته همراه با سنگ‌های تبخیری

این نوع رخساره در ناحیه خلیج فارس و نواحی کمربند چین خورده زاگرس شامل بندرعباس، فارس و لرستان گسترش دارد. تنها رخنمون این نوع رخساره فقط در کوه سورمه قرار دارد.

الف – ۲ – رخساره سنگ‌های کربناته همراه با سنگ‌های آواری

گسترش این رخساره در امتداد تراست زاگرس در شمال ناحیه فارس از گردنه بزن در جنوب ده بید تا کوه دنا تا شمال غرب یاسوج است.

الف – ۳ – رخساره کربناته (رخساره مربوط به منطقه مورد مطالعه)

این نوع رخساره در امتداد تراست زاگرس یا زاگرس مرتفع گسترش دارد و رخنمون‌های آنرا می‌توان در شمال بندرعباس، در کوه گهکم و فراقون و در نواحی چهارمحال و بختیاری و لرستان در زردکوه ، قالی کوه، اشترانکوه و کوه گرین در شمال لرستان مشاهده نمود.

^۱. Lithostratigraphy

^۲. Biostratigraphy

در این نوع رخساره، سازند دالان از توالی بیش از ۱۰۰۰ متر سنگ‌های آهکی، آهک دولومیتی و دولومیت با لایه‌بندی متوسط، ضخیم و در بعضی موارد توده‌ای تشکیل شده است. بافت این سنگ‌ها بطور عمده شامل بیومیکرات^۱ و بیوسپارایت^۲ می‌باشد. در بعضی موارد دولومیتی شدن و تبلور دوباره، ضخامت قابل توجهی از این توالی را به کربنات‌های کاملاً متبلور و متخلخل تبدیل نموده است که از ناحیه‌ای به ناحیه دیگر تغییر می‌کند. به طور مثال، این پدیده در کوه فراقوون و زردکوه، در قسمت فوقانی و در اشترانکوه و کوه گرین در قسمت‌های میانی و زیرین سازند دالان رخ داده است.

عدسی‌ها و نودول‌های چرت در قسمت‌های میانی و بالایی این توالی وجود دارد. این نوع رخساره از سازند دالان بطور کلی فاقد سنگ‌های تبخیری می‌باشد و به طور فراوان حاوی فرامینیفرهای کوچک، فوزولینید، جلبک، کورال و برآکیوپود می‌باشد. تنوع و فراوانی فرامینیفرها به حدی است که امکان ایجاد یک بیوزوناسیون براساس آنها را به خوبی میسر می‌سازد.

ب) بیواستراتیگرافی

بیواستراتیگرافی رسوبات پرمین در حوضه زاگرس براساس تنوع و گسترش زمانی فرامینیفرها انجام گرفته است. مطالعه مفصل این فرامینیفرها اولین بار توسط خلیلی صورت گرفت (szabo & kheradpir, 1978). نتیجه این مطالعات معرفی دو زون تجمعی^۳ بوده است.

د - باطنی (۱۳۶۹) پس از مطالعات دقیق بر روی فوزولینیدها و فرامینیفرهای کوچک رسوبات سازند دالان در حوضه زاگرس، ده بیوزون را معرفی نمود.

تعیین سن گونه‌های معرفی شده در این پژوهش براساس این بیوزوناسیون صورت گرفته است.

نام و سن این بیوزون‌ها عبارت است از:

1- Neoendothyra Zone

¹. Biomicrite

². Biosparite

³. Assemblage Zone

این زون در تمام حوضه زاگرس گسترش دارد و مرز زیرین آن با مرز سازندهای فراقون و دالان منطبق است. سن این بیوزون، کوبرگندینین(Kubergandinian) ، پایین‌ترین اشکوب پرمین بالایی است.

2- Eoverbeekina sp.1 Zone

سن این واحد مرغابین زیرین(Lower Murgabian) است و در نواحی تراست زاگرس از کوه فراقون در شمال بندرعباس تا زردکوه در چهار محال بختیاری و قالی کوه در شمال لرستان گسترش دارد.

3- Eopolydiexodina Zone

سن این واحد مرغابین میانی(Middle Murgabian) است و علاوه بر مقطع تیپ آن که در اشتراکوه، تنگ کوشاكول قرار دارد، فقط در نواحی تراست زاگرس در کوه دنا تا قالی کوه گسترش دارد.

4-Kahlerina-Globivalvulina sp.1 Zone

سن این زون مرغابین بالایی(Upper Murgabian) است و در نواحی تراست زاگرس و کوه فراقون در شمال بندرعباس تا قالی کوه و اشتراکوه در شمال لرستان گسترش دارد.

5-Paraglobivalvulina Zone

سن این زون آباده ئین پایینی(Lower Abadehian) است و در تمام نواحی تراست زاگرس گسترش دارد.

6- Discospirella Zone

سن این زون آباده ئین میانی(Middle Abadehian) و در تمام نواحی تراست زاگرس گسترش دارد.

7- Shanita Zone

سن این زون آباده ئین میانی و بالایی است و در سراسر حوضه زاگرس گسترش دارد.

8- Rectostipulina Zone

سن این زون جلفین(Dzhulfian) است و در تمام حوضه زاگرس گسترش دارد.

9-Paradagmarita Zone

سن این زون چانقسینگین (Changhsingian) است و در تمام حوضه زاگرس در جنوب غربی ایران و همچنین در عمان و جنوب شرق ترکیه تشخیص داده شده است.

10-Paraglobivalvulinoides Zone

سن این زون چانقسینگین و در تمام حوضه زاگرس تشخیص داده شده است.

شرح ستون چینه شناسی پرمین بالایی منطقه اشترانکوه - تنگ کوشاكول

ضخامت رسوبات سازند دالان در این منطقه ۱۲۲۷ متر است. مرز زیرین سازند دالان در این منطقه گسله است و به طور همشیب رسوبات سازند فراقون را می پوشاند. در قسمت بالا این رسوبات دولومیتی شده و به طور همشیب در زیر دولومیتهای سازند خانه کت قرار می گیرند (باغبانی، ۱۳۶۹). به طور کلی در این مقطع از پایین به بالا ۷ واحد لیتولوژیکی تشخیص داده شده است که به اختصار توضیح داده می شود.

- ۱ - ۲۰ متر ماسه سنگ تا ماسه سنگ آهکی، ضخیم لایه به رنگ سفید تا قهوه ای
- ۲ - ۲۳۹ متر آهک شیلی تا آهک، آهکها به سمت بالا ابتدا به صورت ضخیم لایه، توده ای و در انتهای دوباره به صورت ضخیم لایه درمی آیند. رنگ لایه ها از خاکستری تا قهوه ای تغییر می کند.
- ۳ - ۱۹۷ متر دولومیت متوسط لایه تا توده ای که رنگ آن از خاکستری تا کرم - قهوه ای تغییر می کند. در بعضی مقاطع اثر دولومیتی شدن کمتر بوده و بقایای فرامینیفرها قابل بررسی می باشد.
- ۴ - ۳۴۰ متر آهک که در افق های معده دی دولومیت و آهک شیلی مشاهده می شود. آهکها به صورت توده ای تا متوسط و نازک لایه می باشند و رنگ آنها از خاکستری تا خاکستری تیره تغییر می کند.
- ۵ - ۱۵۶ متر دولومیت، در بعضی افق ها دولومیت آهکی و آهک، ضخامت لایه ها از متوسط تا توده ای و رنگ آنها از خاکستری تا قهوه ای تغییر می کند.
- ۶ - ۲۸۶ متر آهک که در افق های معده دی دولومیت و آهک شیلی مشاهده می شود. ضخامت لایه ها از توده ای تا متوسط و در بالا به ضخیم لایه تغییر می کند. رنگ این لایه ها بین خاکستری تیره تا خاکستری مایل به قهوه ای است.

۷ - ۸۸ متر دولومیت متوسط لایه تا توده‌ای کرم رنگ، در بعضی افق‌های این لایه استروماتولیت (Stromatolite) مشاهده شده است.

سیستماتیک پالئونتولوژی (Systematics Paleontology)

- جایگاه زیرخانواده *Biseriammininae* در رده بندی میکروفسیل‌هابه صورت زیر می‌باشد & : Tappan, 1988)

Order: Foraminiferida EICHWAID 1830

Suborder: Fusulinina WEDEKIND 1937

Superfamily Palaeotextulariacea GALLOWAY 1933

Family: Biseriamminidae CHERNSHEVA 1941

Subfamily Biseriammininae CHERNSHEVA 1941

۱ - توصیف زیرخانواده *Biseniammininae*

پوسته آزاد، چند حجره‌ای، حجرات تقریباً کروی تا کروی شکل، آرایش حجرات دو ردیفه و در غالب اوقات پیچیده که این پیچش گاهی اوقات تمایل به بازشدگی پیدا می‌کند. پیچش به صورت مسطح^۱ تا مخروطی^۲ که از اولوت^۳ تا اینولوت^۴ تغییر پیدا می‌کند. ساختمان دیواره در فرم‌های ابتدایی پیچیده، شامل دو تا سه لایه آهکی میکروگرانولار^۵ و هیالین^۶ که در انواع پیشرفته و تکامل یافته به ساختمان ساده و میکروگرانولار تبدیل می‌شود. دهانه به صورت شکافی در موقعیت درونی - حاشیه‌ای^۷ که توسط یک زبانه زبانه دهانه‌ای^۸ حمایت و محافظت می‌شود. این زبانه دهانه‌ای در انواع تکامل یافته و پیشرفته با تاخوردگی بر روی خود یک سیستم حجرک دهانه‌ای^۹ را بوجود می‌آورد. گسترش چینه شناسی: کربونیفر - پرمین.

^۱. Planispiral

^۲. Trochospiral

^۳. Evolute

^۴. Involute

^۵. Microgranular

^۶. Hyalin

^۷. Interiomarginal

^۸. Valvula or apertural tongue

^۹. Apertural chamberlet

اینک جنس‌های این زیر خانواده که در پرمین گسترش داشته‌اند مورد بحث قرار می‌گیرند.

(M-REICHEI 1945 *Globivalvulina* SCHUBERT 1921 -۱-۱

Type species: *Valvulina bulloides* Brady, 1876

پوسته آزاد شامل حجرات گلوله‌ای شکل و متورم که به صورت متناوب و یک درمیان در دو ردیف مجاور هم منظم شده و بر روی خود با یک پیچش مسطح و یا به طور ضعیف مخروطی پیچیده‌اند. سطح دهانه‌ای گرد و مقعر که با سپتوم‌های دو حجره آخر ظاهر شده است. دهانه در موقعیت درونی-حاشیه‌ای^۱ و در مقابل حجره قبلی قرار گرفته است. پوسته گلوله‌ای شکل و از یک لایه نازک آهک هیالین پوشیده شده است. این لایه در تمام نمونه‌ها بسیار کم ضخامت است. در این لایه منافذ ریز^۲ متعددی که گاه نسبت به سطح لایه موقعیت مورب دارند، وجود دارد. لایه داخلی معمولاً ۷ تا ۸ برابر ضخیم‌تر از لایه بیرونی است و ماهیت دانه دارد. در مقطع نازک این لایه نیمه کدر است و رنگ خاکستری متمایل به سیاه دارد. ممکن است در ساختمان دیواره این جنس یک لایه هیالین سومی هم اضافه شود که نسبت به دو لایه قبلی در موقعیت درونی قرار گیرد. این لایه تاکنون فقط در آخرین سپتوم‌ها مشاهده شده و پوشش درونی این سپتوم‌ها را تشکیل داده است. لایه سوم منظره فیبری دارد و نشانه این است که از این لایه کانال‌های ظریفی در جهت عمود بر سطح لایه عبور می‌کند و ساختمان شبیه به کریوتکا^۳ در فوزولینیدها را ظاهر می‌سازد. لایه مزبور همواره نیمه شفاف - نیمه کدر است.

گونه‌های مختلف جنس گلوبی و الولینا که در پرمین گسترش داشته‌اند عبارتند از:

Globivalvulina cyprica REICHEL 1946

Globivalvulina donbassica POTIYEVSKAYA 1962

Globivalvulina graeca REICHEL 1946

Globivalvulina vonderschmitti REICHEL 1946

(J.DESHUSSES 1983 *Paraglobivalvulina* REYTLINGER 1965 -۲-۱

^۱. Interiomarginal

^۲. Pseudopores

^۳. Granular

^۴. Keriotheca

Type species: *Paraglobivalvulina mira* Reylinger, 1965

Paraglobivalvulina Reylinger, 1965

Septoglobivalvulina J.X.Lin, 1978; type species: *Septoglobivalvulina guangxiensis* J.X.Lin, 1978

پوسته بزرگ (حد اکثر با قطر ۲/۸ میلی متر)، شکل ظاهری متورم تا تقریباً کروی شکل، آرایش حجرات دو ردیفه که به صورت پلاتیسپیرال تا کمی تروکوسپیرال پیچش پیدا کرده اند. اندازه وابعاد آخرین حجرات افزایش فوق العاده‌ای یافته تا آنجا که پیچش تمایل به اینولوت شدن پیدا می‌کند. تیغک‌های بین سپتمی^۱ حجرک‌های کوچکی را ایجاد می‌کنند. دهانه ساده، به صورت درونی-حاشیه‌ای^۲، که بیشتر از عرض پوسته امتداد پیدا می‌کند و شامل یک زبانه دهانه‌ای^۳ است که در مقاطع به شکل یک قلاب ظاهر می‌شود. این زبانه دهانه‌ای بر اثر خم شدن بر روی خود یک حجرک دهانه‌ای ایجاد می‌کند. دیواره آهکی، تک لایه دارای ساختمان میکروگرانولار. گسترش چینه‌شناسی: پرمین بالایی.

گونه‌های معرفی شده برای جنس *Paraglobivalvulina* عبارتند از:

Paraglobivalvulina mira REYTLINGER 1965

Paraglobivalvulina gracilis ZANINETTI, ALTINER and CATAL 1981

جنس *paraglobivalvulina* با داشتن مشخصات زیر از جنس *Globivalvulina* قابل تشخیص است.

- الف - ساختمان‌های اضافی در آخرین حجره
- ب - وجود زبانه دهانه‌ای و حجرک‌های دهانه‌ای
- ج - تمایل به اینولوت شدن پیچش

Paraglobivalvulinoides ZANINETTI and JENNY DESHUSSES 1985 -۳-۱

Type species: *Paraglobivalvulina septulifera* Zaninetti and Altiner, 1981.

¹. Interseptal partition

². Interiomarginal

³. Apertural tongue

پوسته کروی، آرایش حجرات به صورت دور دیفه، پلان دو ردیفه ای پوسته چرخش یافته و به صورت اینولوت در آمده است. دورهای داخلی به وسیله تیگک^۱ به حجرات انتهایی متصل می شوند. در قسمت دهانه، زبانه دهانه ای خم شده و یک حجرک دهانه ای^۲ را ایجاد کرده است. تیگک های بین سپتومی توسعه و رشد خوبی دارند و حجرک های متعددی را در فاصله بین سپتوم های اصلی و اولیه و در زیر دهانه به وجود آورده است. دیواره آهکی میکرو گرانولار و تک لایه.

گسترش چینه شناسی: جلفین بالایی - دوراشامین

مشخصات شکل شناسی جنس *Paraglobivalvulinoides* که باعث تشخیص آن از جنس

می شود: *Paraglobivalvulina*

الف) تست کروی که نتیجه اینولوت شدن کامل پیچش است.

ب) وجود تیگک های بین سپتومی متعدد که باعث تشکیل حجرک های بین سپتومی بسیار کوچکی شده است.

ج) وجود یک زبانه دهانه ای که در اثر برگشت آن بر روی خود، یک حجرک دهانه ای را بوجود آورده است. حجرک دهانه ای در این جنس به مراتب نمایان تر و واضح تر از حجرک دهانه ای در جنس *Paraglobivalvulina* است.

بحث و نتیجه گیری

بعد از مطالعه میکروسکوپی حدود ۱۰۰۰ مقطع نازک، نزدیک به ۱۲۰۰ برش مختلف از سه جنس مذکور مشاهده و با بزرگ نمایی یکسان رسم شد.

این برش ها به طور مفصل مورد بررسی قرار گرفته اند و بر اساس تفاوت های اصلی بین سه جنس نام برد ه به سه گروه تفکیک شدند. در مرحله بعد گونه های مربوط به هر جنس بر اساس خصوصیاتی از قبیل اندازه، نوع پیچش، تعداد حجرات در هر دور پیچش، زاویه قرار گیری حجرات نسبت به یکدیگر، روند

¹. Septula

². Oral chamberlet

تغییرات اندازه حجرات، ساختمان و ضخامت دیواره، تیغه‌های بین سپتومی و ساختمان‌هایی که توسط این تیغه‌ها به وجود آمده‌اند، شکل دهانه، ساختمان‌های اضافی در قسمت دهانه از قبیل زبانه دهانه‌ای و ساختمان‌هایی که در اثر تاخوردگی این بخش بر روی خودش ایجاد شده است، به دقت مورد مطالعه قرار گرفتند و مجموعاً در ۳۳ گروه دسته بندی شدند. ۲۴ گروه مربوط به جنس *Globivalvulina*, ۸ گروه مربوط به جنس *Paraglobivalvulinoides* و یک گروه مربوط به جنس *Paraglobivalvulina* که تصاویر آنها در تابلوهای I تا II و گسترش زمانی کلیه آنها در رنج چارت صفحه ۱۶ نمایش داده شده است.

سن نمونه‌ها براساس بایوزوناسیونی است که توسط آقای باغبانی (۱۳۶۹) ارائه شد. با بررسی که بر روی این گروه‌ها صورت گرفت چنین نتیجه می‌شود که افراد زیرخانواده *Biseriammininae* که از کربونیفر زیرین ظاهر شده‌اند تا پرمین زیرین، دچار یک رکود و کندی بوده‌اند و در واقع دیرهنگام و در پرمین بالایی دچار تحول شده و تغییراتی در ساختمان داخلی این گونه‌ها روی می‌دهد.

در طی پرمین بالایی در گذر از گلوبی والولین‌ها به پاراگلوبی والولین‌ها، پیچش انتهایی به صورت کاملاً اینولوت درمی‌آید. با محدودشدن و محصور شدن تدریجی پیچش اولیه و آغازین، رشد و توسعه اولین تیغک‌های بین سپتومی و اولین حجرک‌های دهانه‌ای شروع می‌شود. حجرک‌های دهانه‌ای، از طریق تاخوردگی زبانه دهانه‌ای بر روی خود، شکل می‌گیرد.

در جریان این تکامل دو مسئله مهم دیگر نیز به چشم می‌خورد: اولاً) ساده شدن تدریجی دیواره که از یک دیواره با ساختمان پیچیده در جنس گلوبی والولینا به یک دیواره ساده‌تر که در پیشرفته‌ترین و تکامل یافته‌ترین پاراگلوبی والولین‌ها فقط از یک لایه میکروگرانولار تشکیل شده، تغییر شکل می‌یابد.

ثانیاً) افزایش اندازه و ابعاد پوسته که به نظر می‌رسد در هر سه جنس مذکور در پرمین بالایی صورت گرفته است. این افزایش پوسته گاهی در نمونه‌های مربوط به یک گونه نیز مشاهده می‌شود، طوری که نمونه‌های جدیدتر دارای ابعادی بزرگ‌تر از نمونه‌های قدیمی می‌باشند.

همچنین با توجه به شباهت بین سه جنس و روند ظهر تغییرات در ساختمان داخلی می‌توان نتیجه گرفت که جنس پاراگلوبی والولینا در پرمین بالایی از تغییر شکل ساختمان داخلی جنس گلوبی والولینا و جنس پاراگلوبی والولینوئیدس نیز در پرمین بالایی از نکامل ساختمان‌های داخلی جنس پاراگلوبی والولینا وجود آمده است.

تشکر و قدردانی

لازم می‌دانم از آقای دکتر داریوش باغبانی که مشوق اینجانب و معرف اصلی موضوع تحقیق بوده‌اند و هدایت تمام مراحل تحقیق را به‌عهده داشته‌اند تشکر و قدردانی نمایم. ایشان با در اختیار قرار دادن مقاطع میکروسکوپی مربوط به برش چینه‌ای اشترانکوه – تنگ کوشاكول و نتایج حاصل از این مطالعه و همچنین با در اختیار گذاشتن امکاناتی از قبیل دستگاه Camera Lucida و مقالات مورد نیاز امکان این تحقیق را برای اینجانب فراهم نموده‌اند.

از آقای دکتر احمد شمیرانی که با راهنمایی‌های ارزشمند و ترجمه مقالات مورد نیاز از زبان فرانسه اینجانب را یاری نموده‌اند تشکر و قدردانی می‌نمایم.

اده در پر مین بلازی - منطقه اشتر انگوه
انتشار چینه شناسی میکرو فسیلهای زیر

SYSTEM - SERIES											
STAGE		BIOZONE		L _{Triss}		zone (8)		Biosone (9)		Biosone (10)	
Kuberg nidian		Murgabian		Abadehian		hulfian		Changhsingian		P E R	
U	P	P	E	R	I A N						
1											
2											
3											
4											
5											
6											
7											
8											
9											
10											
11											
12											
13											
14											
15											
16											
17											
18											
19											
20											
21											
22											
23											
24											
25											
26											
27											
28											
29											
30											
31											
32											
33											



Fig. 1) *Globivalvulina* sp.1 Murgabian - Changhsingian

Fig. 2) *Globivalvulina* sp.2 Kubergandinian - Changhsingian

Fig. 3) *Globivalvulina* sp.3 Lower - Murgabian

Fig. 4) *Globivalvulina* sp.4 Kubergandinian - Abadehian

Fig. 5) *Globivalvulina* sp.5 Dzhulfian - Changhsingian

Fig. 6) *Globivalvulina* sp.6 Upper Murgabian - Changhsingian

Fig. 7) *Globivalvulina* sp.7 Kubergandinian - Abadehian

Fig. 8) *Globivalvulina* sp.8 Kubergandinian - Murgabian

Fig. 9) *Globivalvulina* sp.9 Dzhulfian - Lower Changhsingian

Fig 10) *Globivalvulina* sp.10 Dzhulfian - Changhsingian

Fig 11) *Globivalvulina* sp.11 Kubergandinian - Changhsingian

Fig.12) *Globivalvulina* sp.12 Kubergandinian - Abadehian

Fig 13) *Globivalvulina* sp.13 Murgabian - Changhsingian

Fig 14) *Globivalvulina* sp.14 Kubergandinian - Changhsingian

Fig.15) *Globivalvulina* sp.15 Kubergandinian - Changhsingian

Fig 16) *Globivalvulina* sp.16 Abadehian – Changhsingian

Fig 17) *Globivalvulina* sp.17 Kubergandinian - Changhsingian

Fig 18) *Globivalvulina* sp.18 Kubergandinian - Changhsingian

Fig 19) *Globivalvulina* sp.19 Kubergandinian – Lower Changhsingian

Fig 20) *Globivalvulina* sp.20 Abadehian - Lower Changhsingian

Fig.21) *Globivalvulina* sp.21 Kubergandinian - Lower Abadehian

Fig 22) *Globivalvulina* sp.22 Kubergandinian – Lower Abadehian

Fig 23) *Globivalvulina* sp.23 Abadehian - Changhsingian

Fig. 24) *Globivalvulina* sp.24 Murgabian – Changhsingian

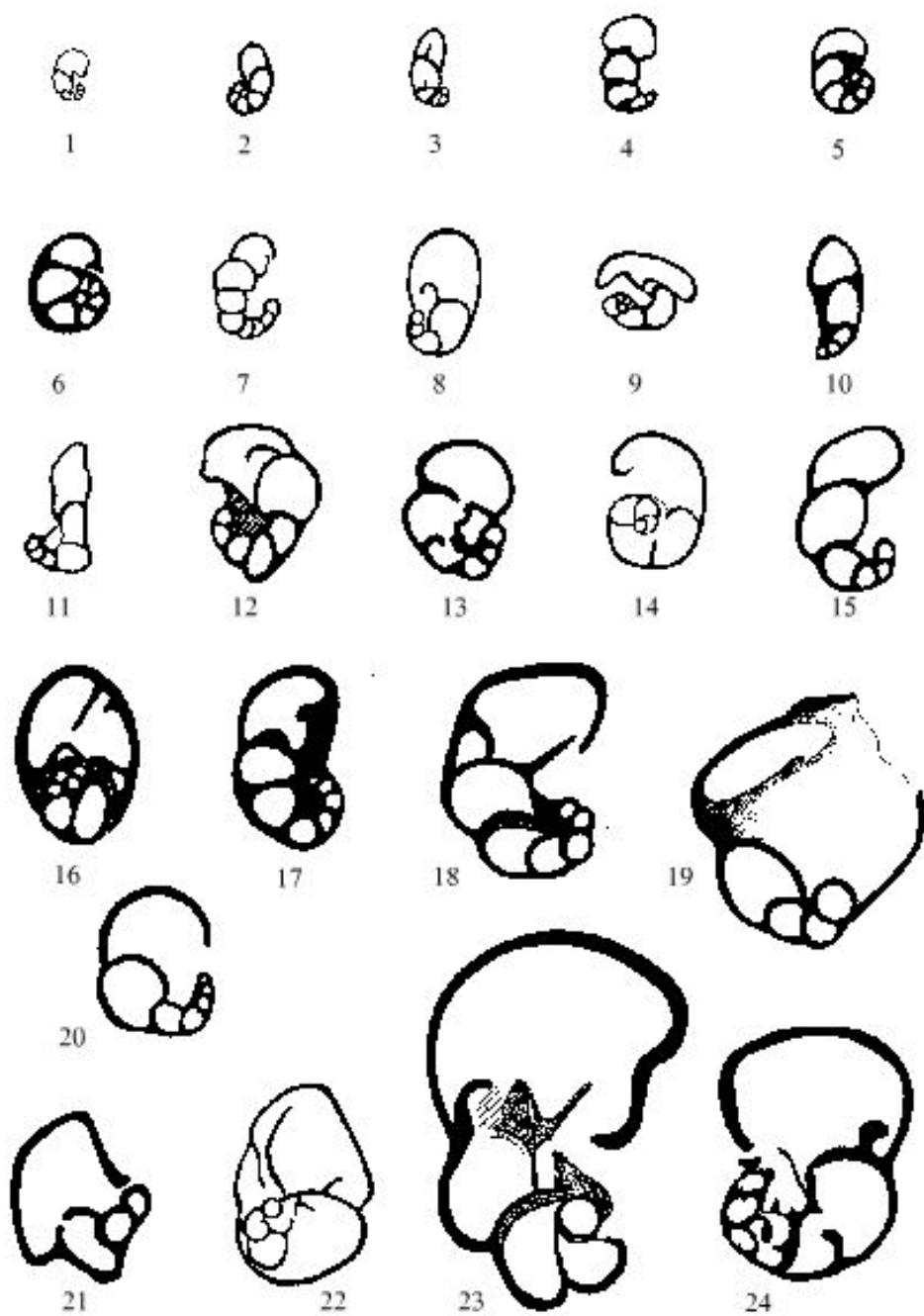


PLATE I

Plate II (X 40)

Fig 1) *Paraglobivalvulina* sp.1 Changhsingian

A-Sagital s. B-Axial s.

Fig 2) *Paraglobivalvulina* sp.2 Abadehian - Changhsingian

A-Axial s. C- Sagital s.

Fig 3) *Paraglobivalvulina* sp.3 Dzhulfian – Changhsingian

A - Sagital s B - Axial s

Fig 4) *Paraglobivalvulina* sp.4 Abadehian - Lower Changhsingian

Sagital s..

Fig.5) *Paraglobivalvulina* sp.5 Dzhulfian - Changhsingian

Fig.6) *Paraglobivalvulina* sp.6 Changhsingian

Sagital s.

Fig.7) *Paraglobivalvulina* sp.7 Middle Abadehian – Middle Changhsingian

Fig.8) *Paraglobivalvulina* sp.8 Dzhulfian - Changhsingian

Axial s.

Fig 9) *Paraglobivalvulinoides* sp.1 Dzhulfian - Changhsingian

A- Axial s.

اصطلاحات به کار رفته بر روی بعضی از اشکال:

Lao = زبانه دهانی

LO= حجرک دهانه ای

Li = حجرک های بین سپتومی

Ci = تیغک های بین سپتومی O = دهانه

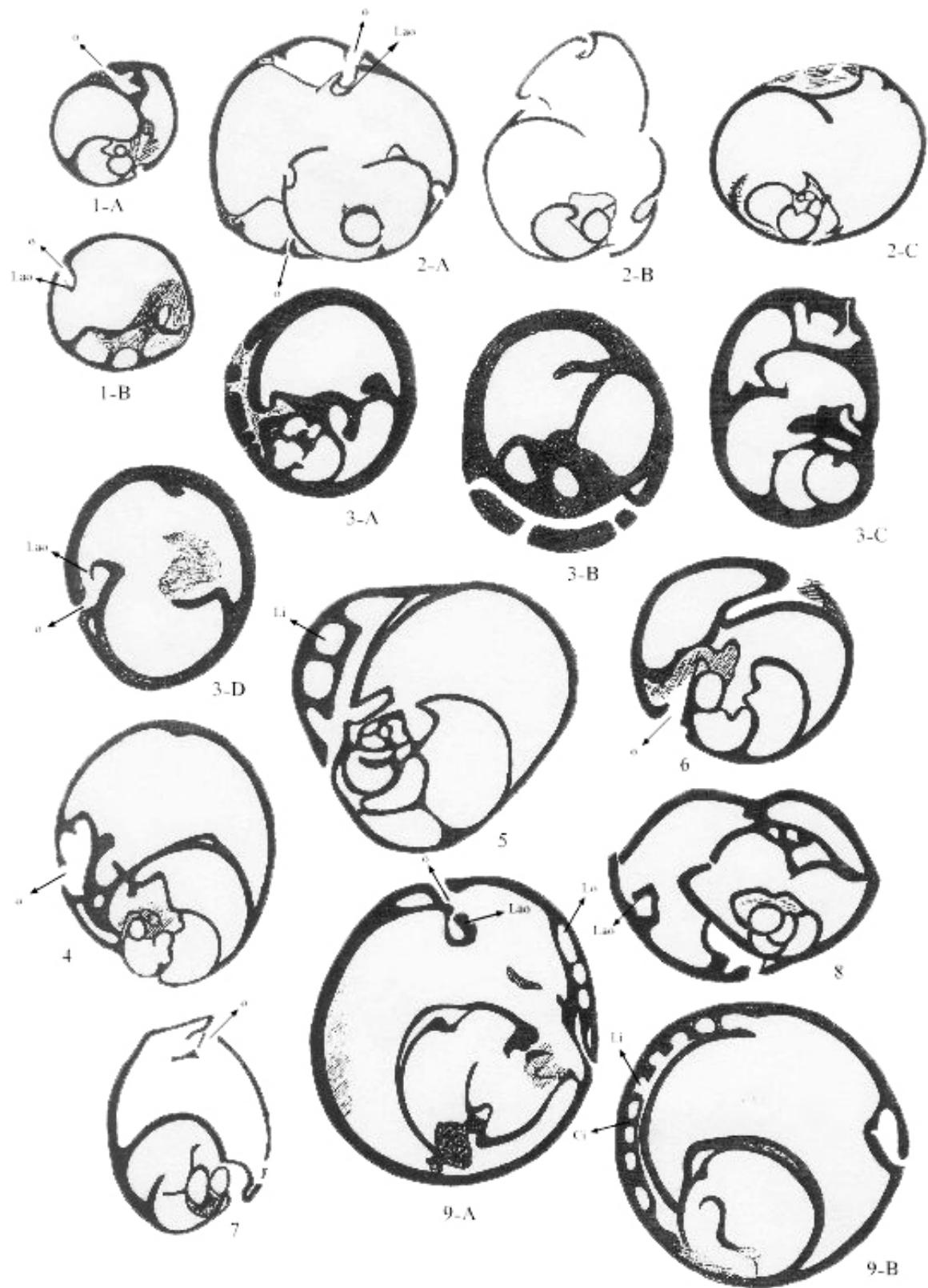


PLATE II

- باغبانی، د.. ۱۳۶۹. بیواستراتیگرافی رسوبات پرمین در حوضه زاگرس. پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه

- Ellis, B.F. and Messina, A.R., 1940-1992. Catalogue of Foraminifera. American Museum of Natural History, New York.
- Jenny-Deshusses, C., 1983. *Paraglobivalvulina mira*. Reitlinger (Foraminifere). Percisions morphologiques et application stratigraphique dans le permien supérieur d'Iran. *Revue De Micropaleont.*, 25(4), 265-272.
- Loeblich, A.R.Jr. and Tappan, H., 1988. Foraminiferal Genera and Their Classification. Van Nostrand Reinhold Company, New York.
- Reylinger, E.A., 1965. Development of Foraminifera during the late Permian and Early Triassic Epochs in Transcaucasia. *Akad. Nauk, USSR, Bop. Micropaleont.* 9, 45-66.
- Szabo, F. and kheradpir, A., 1978. Permian and Triassic Stratigraphy, Zagros Basin, South-West Iran. *Jour. Petrol . Geo* 1,2, 57-82.
- Zaninetti, L. and Altiner, D., 1981. Les Biseriamminidae (Foraminifers) dans le Permian Supérieur mesogéen, evolution et biostratigraphie. Notes lab. Paleont . Univ. Geneve, 7/2, 39-46.
- Zaninetti, L., Altiner, D. and Catal, E., 1981. Foraminifères et biostratigraphie dans Le Permian Supérieur du Taurus Oriental, Turquie. Notes lab. Paleont. Univ, Geneve, 7/1, 1-38.