

مرجان‌های باشکرین (کربنیفر پسین) سازند سردر در برش زلدو، کوه‌های ازبک‌کوه، خاور ایران مرکزی

مهدي بادپا، دانشجوی دکتری چينه‌شناسی و فسييل‌شناسی دانشگاه فردوسی مشهد*

كاوه خاکسار، استاديار مرکز آموزش عالي امام خميني

علييرضا عاشوري، استاد گروه زمین‌شناسی دانشگاه فردوسی مشهد

محمد خانه‌باد، استاديار گروه زمین‌شناسی دانشگاه فردوسی مشهد

چكيده

به منظور مطالعه مرجان‌های کربنیفر پسین سازند سردر، برش چینه‌شناسی زلدو در کوه‌های ازبک‌کوه انتخاب شد. پس از مطالعه بيش از ۲۰۰ مقطع ميكروسكوبی از سنگواره‌های مرجانی، ۱۲ گونه متعلق به ۷ جنس از مرجان‌های روگوزا و تابولات شناسایی شده است. مرجان‌های مورد مطالعه شامل جنس‌های روگوزای فاسيکوليit *Fomichevella*, *Heintzella*, *Paraheritschioides* و *Minatoa* (Fedorowski)؛ روگوزای سريوئيد *Micelinia* (Michelinia)؛ همچنان جنس‌های تابولای فاسيکوليit *Multithecopora* و تابولای سريوئيد *Kleopatriana* (Late Chokerian 1967) برای اولين بار از ايران گزارش می‌شود. اين مرجان‌ها به ديرينگي باشکرین‌پيشين- ميانی – (Kinderscoutian-Yeadonian (?)) هستند، اين سن برپايه كنودونتها و فرامينيفرانيز تأييد شده است. اين مجموعه زون تجمعی مرجان‌های باشکرین‌پيشين- ميانی سازند سردر است. بر پايه جغرافياي زيسنی ديرينه، مرجان‌های مورد مطالعه از سه گروه مرجان‌های بومي (*Minatoa*)، جنس‌های مرجانی داراي توزيع نامنظم و محدود (*Paraheritschioides*, *Klepatriina* (*Porfirivella*) و مرجان‌های داراي گسترش جهانی (*Fomichevella*, *Heintzella*, *Multithecopora*, *Micelinia*) تشکيل شده است. اين فونا در زير حوضه جنوبي (حوضه مدیترانه‌ای) اقیانوس تیس گسترش داشتند.

واژه‌های کلیدی: کربنیفر، باشکرین، مرجان، ازبک‌کوه، سازند سردر، جغرافياي زيسنی ديرينه

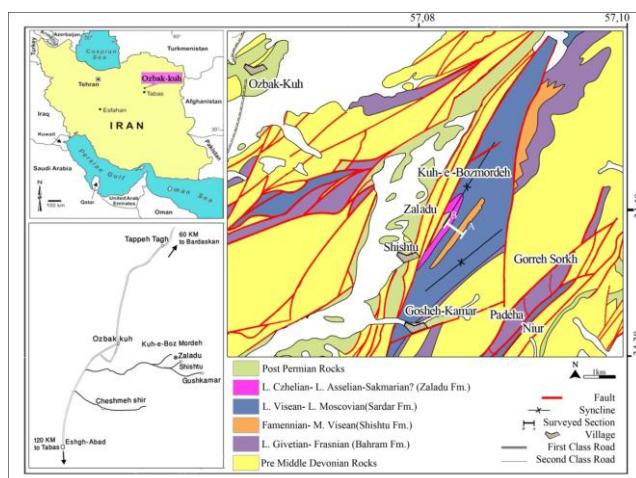
مرجان‌ها در کربنیفر پسین ایران است.

مقدمه

موقعیت جغرافیایی

برش زلدو در دره‌ای به همین نام و در نزدیکی کوه بزمردہ و کوه تیغ معدنو واقع در کوه‌های ازبک‌کوه واقع شده است که در مختصات جغرافیایی "۴۲° ۳۴' ۳۹'" و "۴۸° ۱۱' ۵۷'" طول شرقی در ۲۷ کیلومتری جاده عشق‌آباد به بردskن قرار دارد. برای دسترسی به این برش می‌توان پس از عبور از روستای ازبک‌کوه، وارد جاده خاکی گوشه‌کمر شد و بعد از طی مسافت ۲۳ کیلومتر در شمال روستای شیشتو به برش زلدو رسید (شکل ۱ و ۲).

تاکنون مقالات متعددی در مورد مرجان‌های کربنیفر ایران منتشر شده‌است. از جمله این مقالات می‌توان به مطالعات (1963, 1975, 1991, Flügel, 1936, 1950) Douglas (1993, 1994)، خاکسار (۱۹۹۶ و ۱۹۹۴)، گرگیج و همکاران (Gorgij, ۱۳۸۰)، مهدوی فیض‌آبادی و همکاران (2010) Boomeri (2010) اشاره نمود. عمدۀ این مطالعات به مرجان‌های کربنیفر پیشین اختصاص دارد. به دلیل گسترش کم نهشته‌های کربنیفر پسین در ایران، اطلاعات محدودی درباره مرجان‌های این سن وجود دارد. با توجه به این که توالی نسبتاً کامل‌تری از سنگ‌های کربنیفر پسین در کوه‌های ازبک‌کوه رخنمون دارد، برش چینه‌شناسی زلدو در این کوه‌ها انتخاب شد. هدف از این مطالعه شناسایی سیستماتیک مجموعه مرجانی کربنیفر پسین (باشکرین) می‌باشد. همچنین، مطالعه حاضر نخستین بررسی توزیع جغرافیای زیستی دیرینه



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

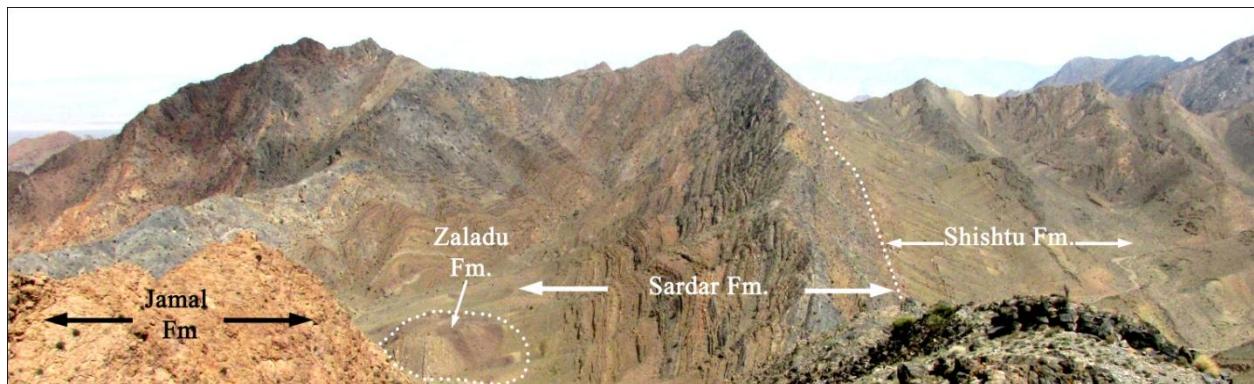
کلی هر نمونه (ریخت‌شناسی خارجی از قبیل شکل مرجان، طول، قطر بیشینه، وجود یا نبود نوارهای عرضی و طولی، حفظ‌شدگی دیواره، جوان‌شدگی، ستونک و صفحه قاعده) یادداشت گردید. سپس از سنگواره‌های مرجانی در راستای طولی و عرضی و همچنین به روش سریالی مقاطع نازک تهیه شد. لامهای مورد استفاده برای مقاطع نازک بسته به اندازه

روش مطالعه

به منظور بررسی مرجان‌های برش مورد مطالعه بیش از ۲۰۰ مقطع نازک از سنگواره‌های مرجانی تهیه گردید، برای مطالعه حاضر، ۲۲ نمونه فسیل متنوع را مورد بررسی تکمیلی قرار دادیم. پیش از تهیه مقاطع، نمونه‌ها را شستشو داده، پس از شماره‌گذاری و تهیه شناسنامه توصیفی نمونه‌ها، مشخصات

شكل و ضخامت سپتاها، وجود سپتاهاي کوچک، تعداد سپتاها و همچنین انواع آنها (آلارسپتا، کاردینال سپتا و...)، وجود کارنا، گرانول، فوسولا و انواع آن، تابولاریوم دو شکلی، تعداد ردیف تابولاها در سانتی متر، نوع دیواره، ضخامت آن و تزیینات سطحی، قطر ساختمان مرکزی، توسعه لامل میانی و سپتوتکا.

مرجان‌ها در ۴ اندازه لام‌های استاندارد $45 \times 70 \times 25$ ، $30 \times 45 \times 60$ و $90 \times 70 \times 45$ میلی‌متر تهیه شدند. در هنگام بررسی مقاطع نازک باید به نکات زیر توجه داشت: اندازه قطر مرجان، قطر تابولاریوم، ضخامت دیس‌ایمیتاریوم و تعداد ردیف‌های دیس‌ایمینت‌ها، اندازه و شبیه آنها، همچنین انواع دیس‌ایمینت‌ها، وجود یا نبود ساختمان مرکزی و نوع آن،

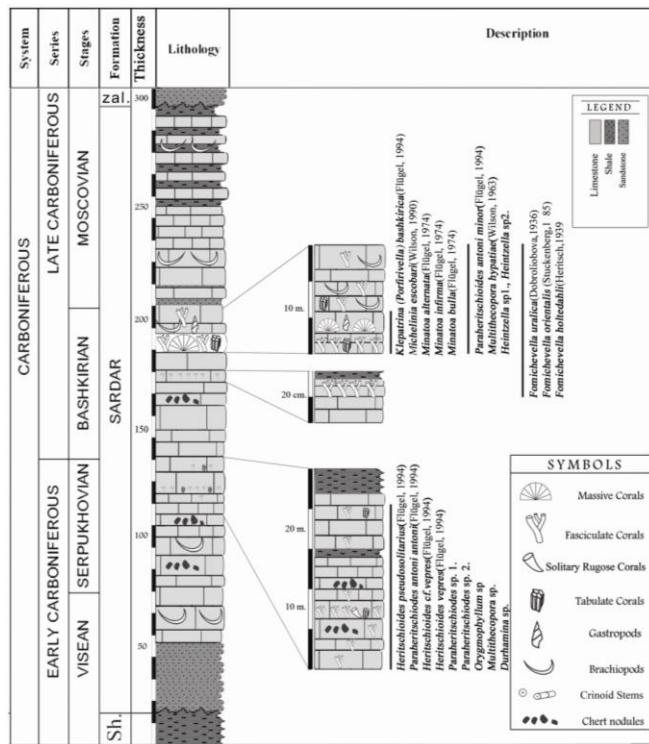


شکل ۲ - نمایی از برش زلدو و رخمنونهای سازندهای شیشتو، سردر، زلدو و جمال. دید از نزدیکی روستای شیشتو (به سمت شمال).

ستبرای آن حدود ۲۷۷ متر می‌باشد. مرز تحتانی آن با سازند شیشتو و مرز فوقانی آن با سازند غیررسمی زلدو Flügel Leven & Gorgij 2006 (Leven et al. 2006) Leven & Gorgij 2006) Taheri 2003؛ ناپیوستگی همیشیب است (شکل ۳). سازند سردر در برش زلدو به ۳ پاره سازندآواری در زیر، کربناته در قسمت میانی و آواری - کربناته در بالا قابل تفکیک است. پاره سازند اول از حدود ۳۰ متر ماسه‌سنگ تشکیل شده است. پاره سازند دوم شامل ۲۰۰ متر سنگ آهک‌های خاکستری متوسط تا ضخیم لایه حاوی قلوه‌های چرتی، در بعضی از قسمت‌ها دارای تناوب‌های نازک لایه‌های شیلی تشکیل شده است. سنگواره‌های مرجانی در بخش میانی در توالی کربناته سازند سردر قرار دارند. پاره سازند سوم از حدود ۵۰ متر تناوب سنگ آهک و شیل تشکیل شده است. پاره سازند اول و سوم فاقد سنگواره‌های مرجانی است.

چینه‌شناسی عمومی

برش الگوی سازند سردر در دره سردر واقع در باختری کوه‌های شتری (جنوب طبس) واقع شده است. سازند سردر در برش الگو، برش مراجعه (در دامنه جنوبی کوه جمال در دره حوض دوراه) و بسیاری از نقاط بلوك طبس، از نهشته‌های آواری شیلی - ماسه‌سنگی با تناوب‌هایی از ماسه سنگ‌های آهکی، سنگ آهک‌های ماسه‌ای و کوارتر آرنایت تشکیل شده است (آقانیاتی ۱۳۸۳). با تغییر رخساره این سازند از جنوب به سمت شمال، از میزان سنگ‌های آواری آن کاسته شده و رخساره غالب آن در کوه‌های ازبک‌کوه (در شمال طبس) کربناته می‌باشد (خانه‌باد ۱۳۹۱). برش زلدو، کامل‌ترین بروند این سازند در کوه‌های ازبک‌کوه است. سازند سردر در برش مورد مطالعه به دیرینگی ویژن پسین - مسکووین پسین است (سهرابی و همکاران ۱۳۸۴)؛ که



شکل ۳- ستون چینه‌شناسی سازند سردر در برش زلدو و موقعیت افق‌های مرجانی در آن.

بحث

سنگواره‌های مرجانی سازند سردر در افق‌های مختلف در کوههای ازبک‌کوه از روستای قلعه در شمال خاوری تا چشممه شیر در جنوب باختری این کوهها رخنمون دارند. بادپا و همکاران (۱۳۹۰) اولین افق مرجانی را به سن سرپوشیدن - پسین گزارش نمودند (شکل ۳). مطالعه حاضر به بررسی مرجان‌های باشکیرین سازند سردر در برش زلدو می‌پردازد. در فاصله ۱۶۷ متری از قاعده سازند سردر یک لایه بزرگ از مرجان‌های فاسیکولیت (*Fomichevella*) به طول $2/5 \times 2$ متر و به سمترا ۱۰-۱۰ سانتی‌متر قرار دارد که در سطح لایه گسترش یافته است. سنگ بستر این فونا سنگ آهک‌های "بیوکلستیک وکستون" متعلق به محیط لاغون بوده است.

"بیوکلستیک وکستون" و "بیوکلستیک پکستون" قرار دارند، این مرجان‌ها در محیط لاغون تا دریای باز می‌زیستند. مرجان‌های مورد مطالعه شامل گونه‌های زیر می‌باشند:

Fomichevella uralica (Dobroliobova 1936), *Fomichevella holtedahli* (Heritsch 1939), *Fomichevella orientalis* (Stuckenberg 1885), *Heintzella* sp1., *Heintzella* sp2., *Paraheritschioides antoni minor* (Flügel 1994), *Klepatriina (Porfirivella) bashkirica* (Flügel 1994), *Minatoa bulla* (Flügel 1974), *Minatoa alternata* (Flügel 1974), *Minatoa infirma* (Flügel 1974), *Michelinia escobari* (Wilson 1990), *Multithecopora hyapatiae* (Wilson 1963).

گونه *Fomichevella uralica* (Dobroliobova 1936) تاکنون از باشکیرین معرفی شده است.

Flügel (1974) هولوتیپ جنس *Minatoa* را از سازند سردر ۲ در کوه چشممه بغل در کوههای ازبک کوه معرفی نمود. وی بر اساس مطالعات Stepanov (1971) و in treatise (1971) این جنس را به دیرینگی باشکیرین پیشین تعیین سن نمود. Gorgij, Boomeri (2010) نیز این جنس را از "باشکیرین" از سازند سردر در ازبک کوه معرفی نمودند. این سن توسط مطالعات Leven et. al. (2006) برپایه فرامینیفرا نیز تأیید شده است. Flügel (1994) گونه

افق مرجانی دیگری در فاصله ۱۷۳ متری از قاعده سازند سردر به سمترا حدود ۱۰-۵ متر واقع شده است، مرجان‌های این توالی به شکل ریف‌های پراکنده (Patch reef) دیده می‌شوند، براساس مطالعات میکرو‌فاسیس (خانه باد ۱۳۹۱)، کلتی‌های مورد مطالعه در سنگ آهک‌های

Eostaffellina paraprotrvae- Endothyra فرامینیفری و زون کنودونتی *bashkirica* *Idiognathodus sinuatus- I. primulus / I. corrugates- I. sulcatus* به دیرینگی "B, C" (معادل زیراشکوب‌های باشکیرین پیشین یا نامورین) می‌باشد (جدول ۱). سه رابی و همکاران (۱۳۸۴) از بالای افق مرجانی مورد مطالعه، زون *Pseudostaffella compressa- Pseudostaffella* فرامینیفری و زون کنودونتی *antique- Eostaffella amabilis* (Longsettian) می‌باشد (جدول ۱).

Klepatrina (Porfirivella) bashkirica (Flügel 1994) سردر ۲ کوههای ازبک‌کوه معرفی نمود. وی براساس مطالعات Stepanov (1971) بر پایه برآکریدهای Kahler (1974) بر پایه فرامینیفر و نیز براساس گزارش منتشرنشده برپایه کنودونت‌ها توسط H.P. Schönlaub و همچنین Stöcklin (1971) این گونه را به دیرینگی باشکیرین تعبیین نمود. با توجه به اطلاعات بالا، در این مطالعه، گونه‌های مرجانی زیر شاخص باشکیرین هستند.

Fomichevella uralica (Dobroliobova 1936), *Klepatrina (Porfirivella) bashkirica* (Flügel 1994), *Minatoa bulla* (Flügel 1974), *Minatoa alternata* (Flügel, 1974), *Minatoa infirma* (Flügel 1974).

براساس مطالعات سه رابی و همکاران (۱۳۸۴) قاعده افق‌های مرجانی مورد مطالعه، براساس زون

Age (Ma)	Chronostrat. Scale	Ural		W. Europe		Zaladu				Coral Zones This paper
		Stage	Horizon	Regional Stage		Foraminiferal Zones Leven et al. 2005	Foraminiferal Zones Sohrabi et al. 2005	Conodont Zones Sohrabi et al. 2005		
298.7	Orenburgian	Asselian	Uskalykian		Lebach	Zaladu Fm.	Pseudoschwagerina			
300	Gzhelian	Sjuranian	Sjuranian		Kuzel	Ruzhenzevites				
303	Kasimovian	Melekhovian	Stephanian	Autonian	Stephanian C					
305.5		Noginian			Stephanian B		Pseudoschwagerina sphaerica	Streptognathodus cristellarsi		
	Moscovian	Pavloposadian	Dorogovlovian		Stephanian A		Triticites truncatus - Triticites parvus	Streptognathodus isolatus		
		Rusavkian	Khamovnikiyan		Cantabrian					
			Krevyakinian		D Asturian					
			Peskian		C Bolsovian					
			Myachkovian							
			Podolskian							
			Kashirian							
			Tsnimian							
			Vereian							
310	Bashkirian	Asatuanian	A Duckmantian	Surdar Group						
		Tashastinian	A Langsettian							
		Askynbashian	Yeadonian							
		Avakassian	Marsdenian							
		Kamenogorian	Kinderscoutian							
		Bogdanovian								
312	Serpukhovian	Zapaltjubian	B Duckmantian							
		Arnsbergian	A Langsettian							
		Protvian	Yeadonian							
		Steshevian	Marsdenian							
		Tarussian	Kinderscoutian							
318										
320										
326										

جدول ۱- مقایسه زون‌های مرجانی سازند سردر با زیست زون‌های کنودونت‌ها و روزنبران کربنیفر پسین برش زلدو (Leven et al. 2006) و سه رابی و همکاران (۱۳۸۴).

باشکیرین پیشین- میانی معرفی نمود. تمامی مرجان‌های این زون تجمعی به فرم اجتماعی (فاسیکولیت و سریویید) هستند. از این افق، ۷ جنس و ۱۲ گونه تشخیص داده شد (جدول ۱). در این مطالعه جنس *Multithecopora* (Fedorowski 1967) و گونه‌های *Heintzella*

لذا سن مجموعه مرجانی مورد مطالعه براساس مرجان‌های شاخص و نیز تأیید آن برپایه کنودونت‌ها و فرامینیفرها به دیرینگی باشکیرین پیشین- میانی معادل زیراشکوب‌های Late Chokerian – Kinderscoutian-Yeadonian(?) است. لذا می‌توان این مجموعه مرجانی را به عنوان زون تجمعی

دوره‌امینیدها یک جنس و سه گونه را شامل می‌شوند. در مجموعه مورد مطالعه یک جنس و یک گونه از تابولاها می‌شیلینید و مولتی‌تکوپورید وجود دارد. مولتی‌تکوپوراهای فراوانی بیشتری نسبت به می‌شیلیناها دارند.

Family: Kleopatrinidae Fedorowski et al. 2007

Genus: **Fomichevella** Fedorowski 1975

گسترش جغرافیایی: اورال (باشکیرین-مسکووین)، آمریکا (سپرپوخوین پسین؟ باشکیرین پیشین-مسکووین)، اسپانیا (سپرپوخوین پسین؟ باشکیرین پیشین-مسکووین)، افریقای شمالی (باشکیرین)، تایلند (باشکیرین پسین-مسکووین پیشین)، اندونزی (باشکیرین)، چین (ویژن؟ باشکیرین-قزلین). Flügel (1994) این جنس را از کربنیفر (باشکیرین) سازند سردر در کوه‌های ازیک کوه گزارش نمود (جدول ۴).

سن جنس: کربنیفر پسین-پرمین پیشین

Fomichevella uralica (Dobroliobova 1936)

(pl.1 fig.1, 2)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۲ نمونه یافت شده است. دو برش عرضی و دو برش طولی از نمونه‌های ۲۵ Sah ۲۷ Sdo شده.

مشخصات خارجی: مرجان‌های روگوزای فاسیکولیت. طول شکسته ۲/۵ - ۱/۵ میلیمتر.

مشخصات داخلی: قطر ۱۱-۱۷ میلیمتر، قطر تابولاریوم ۱۰-۸ میلیمتر و قطر فضای محوری خالی از سپتا بین ۳-۵ میلیمتر در نوسان است. تعداد سپتاها اغلب 22×2 است، اگر چه در حالت افراط تعداد سپتاها به 2×2 نیز می‌رسد. سپتاها آرایش دوم به دیس اپیمنتاریوم که حداقل ۲ میلیمتر پهنا دارد، محدود است.

برش طولی یک دیس اپیمنتاریوم حاشیه‌ای و باریک را نشان می‌دهد که از ۳ تا ۴ ردیف حباب که اغلب آنها با شیب تنیدی قرار گرفته تشکیل شده است. تابولاها اکثرًا در بخش محوری میزی شکل‌اند. تعداد آنها در ۵ میلیمتر بین ۴ تا ۶ عدد است (جدول ۲).

(Stuckenbergs 1885) *hypatiae* (Wilson 1963), *Fomichevella holtedahli* *Fomichevella orientalis* (Heritsch 1939) برای اولین بار از ایران گزارش می‌شوند. سه *Paraheritschioides* (Sando 1985), *Fomichevella* (Fedorowski 1975), *Heintzella* (Fedorowski 1967) و یک جنس تابولا (Yoh 1927) کلندی‌های فاسیکولیت و دو جنس روگوزای *Kleopatrina* (McCutcheon & Wilson 1963) ۱۹۷۴) و یک *Minatoa* (Flügel 1994) این افق را تشکیل می‌دهند. در افق مورد مطالعه، فراوانی نمونه‌ها (از چپ به راست) به ترتیب زیر است:

Fomichevella, *Heintzella*, *Minatoa*, *Multithecopora*, *Paraheritschioides*, *Kleopatrana*, *Michelinia* همچنین تنوع گونه‌ها در این مجموعه به ترتیب شامل موارد زیر است:

Heintzalla (۳ گونه)، *Minatoa* (۳ گونه)، *Fomichevella* (۲ گونه)، *Multithecopora*, *Paraheritschioides*, *Kleopatrana*, *Michelinia* مطالعه (Fedorowski 1975) بیشترین تنوع و فراوانی و *Michelinia* (de konink 1841) کمترین تنوع و فراوانی را دارند. حجم فونای مرجانی در افق مورد مطالعه به نحوی است که ۸۰-۵۰ درصد محتويات این افق را تشکیل می‌دهند.

مطالعات سیستماتیک

لازم به ذکر می‌باشد، در مطالعات سیستماتیک، فونای مورد مطالعه با توصیفات سیستماتیک Flügel (1994)؛ Minato & Kato (1981)؛ Hill (1974) مقایسه شد و در تاکسونومی از جدیدترین تقسیم‌بندی این مرجان‌ها که توسط Fedorowski et al. (2007) ارائه گردید، استفاده شد. مرجان‌های روگوزای مورد مطالعه متعلق به ۲ خانواده Durhaminidae و Kleopatrinidae هستند. کلئوپاترینیدها ۴ جنس و ۷ گونه بیشترین تنوع و فراوانی را دارند.

سن گونه: باشکیرین - قزلین

Genus: *Heintzella* Fedorowski 1967

گسترش جغرافیایی: حوزه‌های اورال و مسکو (ویزئن؟ سرپوخووین؟، باشکیرین-مسکووین)، بریتیش کلمبیا، Stikine terrane (سرپوخووین؟ تا کاسیمووین یا قزلین)، کراتون غرب مرکزی ایالات متحده آمریکا (باشکیرین-قزلین)، چین (ویزئن؟ تا قزلین) (جدول ۴). نمونه *Fomichevella* sp. که از باشکیرین سازند سردر در ازبک کوه Tوسط Plate III, fig A-D Gorgij, Boomeri (2010)، در ازبک کوه B توصیف شد به این جنس تعلق دارد. هر دو نمونه طولی در Plate III, fig A, Fedorowski et al. *Fomichevella* فاقد ستونک است (2007).

سن جنس: کربنیفر پسین - پرمین پیشین

Heintzella sp1.

(pl.2 fig.1)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۱ نمونه یافت شده است. یک برش عرضی و یک برش طولی از این نمونه تهیه شد.

مشخصات خارجی: کورالیت‌های فاسیکولیت با بیشینه قطر ۱۲ میلیمتر.

مشخصات داخلی: تعداد ۲۱ سپتا اصلی وجود دارد. سپتاها فرعی اغلب ۱ ردیف از دیس‌اپیمنت‌ها را قطع کرده است. ۱-۲ ردیف دیس‌اپیمنت وجود دارد. کاردینال سپتا کوچک است. تابولاریوم به قطر ۸ میلیمتر می‌باشد، تابولاها در بخش محوری میزی شکل هستند و تعداد آنها به ۳۰ ردیف در سانتیمتر می‌رسد (جدول ۲).

سن گونه: باشکیرین

Heintzella sp.2

(pl.2 fig.2)

تعداد نمونه‌ها: از یک نمونه (C4) از این گونه برش عرضی تهیه شد.

مشخصات خارجی: مرجان‌های روگوزای فاسیکولیت با

سن گونه: باشکیرین

Fomichevella holtedahli (Heritsch, 1939)

(pl.1 fig.3)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۴ نمونه یافت شده است. نمونه‌های شماره ۸۸، ۲۱۳، ۲-۳، ۱۰-۲. دو برش عرضی سریالی از نمونه ۳-۲ و یک برش عرضی از سایر نمونه‌ها تهیه شد.

مشخصات خارجی: مرجان‌های روگوزای فاسیکولیت. نمونه ۲-۳ با طول شکسته ۵ سانتیمتر است.

مشخصات داخلی: بیشینه قطر ۱۲-۱۳ میلیمتر، قطر تابولاریوم بین ۵-۷ میلیمتر و قطر فضای محوری بین ۳-۵ میلیمتر است. تعداد سپتاها ۲۳-۲۷ می‌باشد، سپتاها آرایش دوم به دیس‌اپیمنتاریوم که حداقل ۲ میلیمتر پهنا دارد، محدود است و ۱ ردیف دیس‌اپیمنت را قطع کرده است. نمونه ۲-۳ از ۲۷ سپتا اصلی تشکیل شده است. در این نمونه ۳ ردیف دیس‌اپیمنت حاشیه‌ای معمولی و بین سپتا وجود دارد (جدول ۲).

سن گونه: ویزئن پسین(?) - سرپوخووین - باشکیرین

Fomichevella orientalis (Stuckenbergs 1885)

(pl.1 fig.4)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۳ نمونه یافت شده است. یک برش عرضی از هر کدام از نمونه‌های شماره ۱-۷، ۱۱-۱۲ و ۲-۶ تهیه شد.

مشخصات خارجی: کورالیت‌های فاسیکولیت دارای قطری بین ۸-۱۲ میلیمتر می‌باشند.

مشخصات داخلی: تعداد سپتاها اصلی ۲۱-۲۴ است. سپتاها آرایش دوم به دیس‌اپیمنتاریوم (که حداقل ۴ میلیمتر پهنا دارد)، محدود است و اغلب ۲-۳ ردیف دیس‌اپیمنت را قطع کرده است. نمونه ۲-۶ دارای بیشینه قطر ۸ میلیمتر می‌باشد. ضخامت دیس‌اپیمنتاریوم ۱ میلیمتر و ضخامت تابولاریوم ۵-۶ میلیمتر است. ۴ ردیف دیس‌اپیمنت حاشیه‌ای معمولی و بین سپتا وجود دارد (جدول ۲).

سن گونه: سرپوخووین پسین- باشکیرین میانی

Genus: *Kleopatra* McCutcheon & Wilson 1963
Subgenus: *Kleopatra (porfirivella)* Minato & Kato 1965
گسترش جغرافیایی: Hill (1981) در Treatise of Insects of the World (1981) در این جنس را در خانواده Durhaminidae Minato & Kato, 1965 طبقه بندی کرد اما Fedorowski et al. (2007) آن را در خانواده Kleopatra Fedorowski 2007 قرارداد. این جنس از پرمین پیشین امریکا (کانادا و ایالات متحده) و اروپا (اورال، Hill (2007) Fedorowski et al. (2007) و اسپیتزرگن) معرفی شد. اما Flügel (1994) این جنس را از سازند سردر (باشکیرین) در کوه‌های ازبک‌کوه گزارش نمود. گونه *Klepatria (Porfirivella) bashkirica* تنها گونه این جنس از کربنیفر است (جدول ۴ و ۵).

سن جنس: کربنیفر پسین- پرمین پیشین

Klepatria (Porfirivella) bashkirica (Flügel 1994)
(pl.3 fig.1)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۱ نمونه یافت شده است. یک برش عرضی از نمونه شماره Sah13 تهیه شد.

مشخصات خارجی: کورالیت چند ضلعی سریوئید غالباً دارای قطر ۴-۷ میلیمتر می‌باشد.

مشخصات داخلی: تعداد سپتاها اصلی ۱۴-۱۸ عدد می‌باشد. کاردینال سپتا تا فضای محوری پیش رفته و در آنجا با سایر متاسپتاها ساختمان محوری را تشکیل می‌دهد. برش طولی، ساختاری متتشکل از سه ناحیه را نشان می‌دهد. دیس اپیمنت‌ها در یک یا دو ردیف قرار دارند و به ضخامت ۲ میلیمتر می‌باشند که شامل حباب‌های کشیده و کروی هستند. تابولاریوم ۱/۲ میلیمتر پهنا دارد و از تابلاهای محوری تشکیل شده است. ناحیه مرکزی به ضخامت ۰/۷ میلیمتر که شامل ستونک و تابلاهای محوری می‌باشد (جدول ۳).

سن گونه: باشکیرین

Family Durhaminidae Minato & Kato 1965
Genus *Minatoa* Flügel 1974

بیشینه قطر ۸ میلیمتر.

مشخصات داخلی: تعداد سپتاها ۲۴-۱۸ عدد می‌باشد، سپتاها آرایش دوم از دیس اپیمنت‌ها عبور می‌کند. تابولاریوم به قطر ۴ میلیمتر است. ساختمان مرکزی اولیه و ستونک کوچکی مشاهده می‌شود (جدول ۲).

سن گونه: باشکیرین

Genus *Paraheritschiodes* Sando 1985

گسترش جغرافیایی: قطب شمال کانادا (باشکیرین پسین- مسکووین پیشین)، اسپیتزرگن (مسکووین)، بریتیش کلمبیا، Stikine terrane (بالاترین حد مسکووین یا کاسیمووین)، کراتون غرب مرکزی ایالات متحده آمریکا (کاسیمووین یا قزلین)، جنوب غرب چین (مسکووین). این جنس را از باشکیرین سازند سردر در کوه‌های ازبک کوه معرفی نمود. بادپا و همکاران (۱۳۹۰) *Paraheritschioides* کوه‌های ازبک کوه معرفی نمودند.

سن جنس: کربنیفر میانی(؟) پسین- پرمین پیشین

Paraheritschiodes antoni minor (Flügel 1994)

(pl.2 fig.3)

تعداد نمونه‌ها: از یک نمونه شماره Sdo24 سه برش سریالی و یک برش طولی تهیه شد.

مشخصات خارجی: نمونه موجود به طول ۵۰ میلیمتر واحد یک جوانه شکسته در ۱۰ میلیمتری زیر کالیس است.

مشخصات داخلی: بیشینه قطر کورالیت ۱۰ میلیمتر است. تعداد ۲۸ سپتای اصلی وجود دارد. دیس اپیمنتاریوم‌ها به ضخامت ۱/۵ میلیمتر بوده و از ۲-۴ ردیف حباب تشکیل شده است. در برش طولی تابولاریوم از "تابولای عادی"، "تابولای محوری"، "تابلای محوری"، "تابلای مسطح" ناقص، "تابلای مسطح" و "پری اکسیال تابلا" تشکیل شده است. ساختمان محوری از ستونک، تابولا و تابلا تشکیل شده است (جدول ۲).

(pl.3 fig.3)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۱ نمونه یافت شده است. یک برش عرضی و یک برش طولی از نمونه شماره Sah9 تهیه شد.

مشخصات خارجی: مرجان سریوئید، کورالیت با قطر ۸-۶/۵ میلیمتر می‌باشد.

مشخصات داخلی: واجد ۲۰-۱۶ سپتای اصلی است، سپتاها اصلی در اکثر کورالیت‌ها بین ۱۸-۱۹ عدد می‌باشد. سپتاها فرعی طویل از دیس‌اپیمنت‌ها نفوذ می‌کنند و از نظر اندازه نصف طول سپتاها اصلی می‌باشند.

در برش طولی صفحات تابولا مخروطی و ناتمام است و به ضخامت ۴-۴/۵ میلیمتر دیده می‌شود. دیس‌اپیمتاریوم به ضخامت ۰/۵-۲/۶ میلیمتر در ۳-۶ ردیف به صورت لونسدالویید وجود دارند. مرکز کورالیت‌ها از همدیگر ۶ تا ۷/۵ میلیمتر فاصله دارند. به طور متوسط ۴ کورالیت در ۱ سانتیمتر مربع قرار گرفته‌اند (جدول ۳).

سن گونه: باشکیرین پیشین - میانی

Minatoa infirma (Flügel 1974)

(pl.3 fig.4)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۱ نمونه یافت شده است. یک برش عرضی و یک برش طولی از نمونه شماره Sah14 تهیه شد.

مشخصات خارجی: مرجان سریوئید، کورالیت با قطر ۵-۱۰ میلیمتر می‌باشد.

مشخصات داخلی: واجد ۱۳-۲۰ سپتای اصلی است. سپتاها فرعی طویل از دیس‌اپیمنت‌ها نفوذ می‌کنند و از نظر اندازه نصف طول سپتاها اصلی می‌باشند. صفحات تابولا مخروطی و ناتمام است و به ضخامت ۴-۵/۵ میلیمتر دیده می‌شود. دیس‌اپیمتاریوم عریض به ضخامت ۱/۲-۳/۸ میلیمتر در ۳-۸ ردیف به صورت لونسدالویید وجود دارند. مرکز کورالیت‌ها از همدیگر حدود ۷ میلیمتر فاصله دارند. به طور متوسط ۳ کورالیت در ۱ سانتیمتر مربع قرار گرفته‌اند (جدول ۳).

گسترش جغرافیایی: هولوتیپ این جنس (*M. bulla*) از سازند سردر ۲ کوه چشم‌بغل، در کوه‌های ازبک‌کوه ایران معرفی شده‌است (Flügel 1981, Hill 1974). این جنس را Hill در خانواده Yatsengiidae (1956) در Treatise آن را در خانواده Durhaminidae (1981) قرارداد (جدول ۴ و ۵). نمونه‌های Minato & Kato 1965 روگوزای سریوئید (اشکال 2a-d) که توسط گرگیج و همکاران (۱۳۸۰) از کربنیفرپیشین (ویژن) سازند سردر در شمال روسیه شیشتو معرفی شد و به *Actinocyathus floriformis* نسبت داده شد در واقع متعلق به جنس *Minatoa* است و به سن باشکیرین می‌باشد. Flügel 1974

سن جنس: باشکیرین پیشین - میانی

Minatoa bulla (Flügel 1974)

(pl.3 fig.2)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۳ نمونه یافت شده است. از نمونه‌های شماره Sah10, 2-19, 2-22 برش عرضی و از نمونه ۲-22 یک برش طولی تهیه شد.

مشخصات خارجی: مرجان سریوئید، کورالیت با قطر ۱۲-۱۴ میلیمتر می‌باشد.

مشخصات داخلی: دارای کورالیت با قطر ۱۲-۱۴ میلیمتر بوده و واجد ۱۸-۲۲ سپتای اصلی است. سپتاها فرعی طویل از دیس‌اپیمنت‌ها نفوذ می‌کنند و از نظر اندازه نصف طول سپتاها اصلی می‌باشند. واجد ساختمان محوری از نوع ۴-۴/۵ است. صفحات تابولا به ضخامت ۴-۴/۵ میلیمتر دیده می‌شود. دیس‌اپیمتاریوم عریض به ضخامت ۳-۲/۵ میلیمتر در ۳-۶ ردیف به صورت لونسدالویید وجود دارند. مرکز کورالیت‌ها از همدیگر حدود ۷ میلیمتر فاصله دارند. به طور متوسط ۳ کورالیت در ۱ سانتیمتر مربع قرار گرفته‌اند (جدول ۳).

سن گونه: باشکیرین پیشین - میانی

Minatoa alternata (Flügel 1974)

روسیه، اسپانیا، چین، افغانستان، ژاپن، ایالات متحده آمریکا، کانادا، استرالیا یافت شده است. Flügel (1994) این جنس را از سازند سردر در کوه‌های ازیک‌کوه ایران معرفی کرد (جدول ۴).

سن جنس: کربنیفر پیشین – پرمین پیشین
***Multithecopora hypatiae* (Wilson 1963)**
 (pl.2 fig.4,5)

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۲ نمونه یافت شده است. دو برش از نمونه‌های ۱۳-۱۲، ۱۲-۲ تهیه شد.

مشخصات خارجی: مرجان تابولاتا. واجد کورالیت‌های فاسیکولیت می‌باشدند. کورالیت سیلندریکال و استوانه‌ای شکل است. کورالیت‌های نابلغ واجد لامینارهای نامنظم و در حالت بالغ به فرم همی اسفروئیدال هستند.

مشخصات داخلی: دیواره‌های کورالیت از لایه‌های متعدد مرکز تشکیل شده است. سپتاها خیلی ضعیف بوده یا وجود ندارند. قطر دیواره تقریباً $1/5$ تا $2/5$ میلی‌متر است. تابولاتا به ندرت قابل تشخیص است. لومن قطری معادل $0/1$ تا $0/2$ میلی‌متر دارد. فاصله کورالیت‌ها از یکدیگر متغیر است. هر چند تعدادی از آنها زنجیروار ردیف شده‌اند و تعدادی نیز بیش از ۱ میلی‌متر از هم فاصله دارد تعداد کورالیت‌ها، ۲۷ عدد در سانتی‌متر مربع می‌باشد.

سن گونه: کربنیفر پسین(باشکیرین) – پرمین پیشین
 (Wolfcampian, Leonardian)

جغرافیای زیستی دیرینه
 بسیاری از جنس‌های مرجانی در کربنیفر برای اولین بار در قاعده تورنرین تا ویزئن پیشین ظاهر شدند. با گسترش شلف‌ها در ویزئن مهاجرت لاروها مرجانی افزایش یافت، تا جایی که مرجان‌ها در طی ویزئن به حداقل گستردگی و شکوفایی خود در کربنیفر رسیدند. در سرپوش‌های پسین با کاهش یافتن وسعت دریای ابی کنتینتال و نبود شرایط مساعد برای مهاجرت لاروها، سه انقراض مهم رخ داد که در طی آن

سن گونه: باشکیرین پیشین - میانی

Family Micheliniidae Waagen and Wentzel 1886
 Subfamily Micheliniinae, Waagen and Wentzel 1886
 Genus *Michelinia* de konink 1841

گسترش جغرافیایی: این جنس از کربنیفر مصر، الجزایر، مراکش، انگلیس، فرانسه، بلژیک، آلمان، لهستان، ایرلند، روسیه، مکزیک، بولیوی، کانادا، ایالات متحده آمریکا، استرالیا و چین یافت شده است. خاکسار (۱۹۹۴) از تورنرین سازند مبارک در البرز مرکزی، مهدوی فیض‌آبادی (۱۳۸۱) از تورنرین سازند گچال در کوه‌های کلمرد، این جنس را معرفی کردند (جدول ۴).

سن جنس: دونین پیشین – پرمین

***Michelinia escobari* (Wilson 1990)**

تعداد نمونه‌ها: از این گونه ۲ نمونه یافت شده است. یک برش عرضی و یک برش طولی از نمونه‌های شماره M1، Sdo20 تهیه شد.

مشخصات خارجی: مرجان تابولاتا به شکل دیسکی تا نیمه کروی بوده و کورالیت‌ها در مقطع عرضی واجد چند ضلعی‌های کوچک با دیواره‌های نازک تا قوی دیده می‌شود. کلی بسیار کوچک این گونه به طول 32 میلی‌متر و عرض 18 میلی‌متر وجود دارد.

مشخصات داخلی: کورالیت‌ها به قطر $2-4$ میلی‌متر وجود دارند. دیواره کورالیت‌ها به صورت سریویید به هم متصل بوده و از نظر ترکیب رنگ تیره‌تری نسبت به داخل کورالیت‌ها دارند. صفحات تابولا معمولاً ناتمام و کم و بیش محدب بوده که قادر شکل منظم می‌باشدند. بخش خارجی کورالیت توسط نفوذ رسوبات پرشده است.

سن گونه: کربنیفر پسین(باشکیرین) – پرمین پیشین
 (Wolfcampian, Leonardian)

Family Multithecoporidae Sokolov 1950
 Genus *Multithecopora* Yoh 1927

گسترش جغرافیایی: *Multithecopora* عمدها فونای آسیایی است (1963, Wilson). این جنس از کربنیفر الجزایر، ایتالیا،

است (Wendt et al. 2002) که منجر به تشکیل رخساره‌های کربناته جزر و مدی تا دریای باز زیرسازند شیشتو ۲ شده است (Ruk: Flügel 1991) مرجان‌های کربنیفرپیشین سازند شیشتو ۲ و سردر ۱ در کوه‌های ازبک‌کوه، شیرگشت و شتری). در طی کربنیفر با ورود رسوبات آواری از جنوب به حوضه رسوبی، در قسمت جنوبی رخساره‌های سیلیسی آواری سازند سردر تشکیل شده است و نهشته‌های کربناته بیشتر به طرف شمال بلوك طبس (کوه‌های ازبک‌کوه) راسپ شدند (خانه باد ۱۳۹۱). (Flügel 1974, 1975, 1994)، بدپا (2010) Gorgij, Boomeri (2011) Badpa et. al. (۱۳۸۸) برخی از مرجان‌های باشکیرین سازند سردر را در کوه‌های ازبک‌کوه معرفی نمودند.

وجود دانه‌های غیر اسکلتی مانند اووئیدها در رسوبات کربناته مخلوط با رسوبات سیلیسی آواری در سازند سردر در برش زلدو (خانه باد ۱۳۹۱) بیانگر نهشته شدن سنگ‌های کربنیفر (Lees and Nahieh مورد مطالعه در عرض‌های جغرافیایی پایین (Buller 1972) و احتمالاً در یک رمپ کربناته کم عمق بوده است که با نقشه‌های جغرافیای دیرینه زمان کربنیفر Metcalfe (2011) همخوانی دارد. با توجه به استنواهالین بودن مرجان‌ها (Heckel 1974)، شرایط دریایی با شوری نرمال قابل تأیید است. به طور کلی در این زمان، ایران مرکزی در عرض جغرافیایی تقریباً ۳۰-۲۵ درجه جنوبی قرار داشته (Metcalfe 2011) که در آن موقعیت، کربناتهای دریایی کم عمق در یک محیط رمپ کربناته که دارای آبهای گرم نیز بوده است، بر جای گذاشته شده‌اند. براساس مدل جغرافیای دیرینه براساس مرجان‌ها (Fedorowski 1981)، مرجانهای مورد مطالعه مربوط به "زیرحوضه جنوبی تیس (حوضه مدیترانه‌ای)" می‌باشد. جنس‌های مرجانی شناسایی شده از نظر گسترش جغرافیای دیرینه از سه تیپ مرجانی تشکیل شده است.

دسته اول: مرجان‌های بومی

جنس *Minatoa* تاکنون تنها از کربنیفر پسین (باشکیرین) کوه‌های ازبک‌کوه ایران گزارش شده است (et al. 2007,

خانواده‌های مرجانی شاخص کربنیفرپیشین تا حد انقراض کاهش پیدا کردند (Vassiljuk 1974, Sando; 1990, Vassiljuk 1990). پس از پایان یافتن فازهای انقراض سرپوشیده‌پسین، فاز اولیه تشکیل فوناهای مرجانی جدید در باشکیرین پیشین آغاز شد به همین دلیل نرخ بومی گرایی (اندیسیم) در این زمان بالاست et al. (Dubatolove, Vassiljuk 1980). به اعتقاد Fedorowski (2007) فونای باشکیرین اجداد بسیاری از مرجان‌های پرمین پیشین از جمله *Durhaminidae*, *Kleopatrinidae* می‌باشند. مرجان‌های روگوزای این مطالعه نیز مربوط به همین دو خانواده هستند.

برطبق اطلاعات تکتونیک صفحه‌ای، در طی کربنیفر پسین فلات ایران در شمال قاره قدیمه گندوانا و جنوب اقیانوس حاره‌ای تیس واقع بودند (Bagheri, Stampfli 2008). کوه‌های ازبک‌کوه که در شمال بلوك طبس واقع شده است، قسمتی از شرق خردقاره ایران مرکزی محسوب می‌گردد (Berberian and King 1981). رسوبات پالئوزوئیک ایران مرکزی اغلب دارای ویژگی پلت فرم پایدار است (Stoklin 1968). محیط تشکیل اغلب رخساره‌های آواری و کربناته در این ناحیه، محیط دریایی کم عمق و حد واسطه بوده است که با نقشه‌های جغرافیایی دیرینه نیز مطابقت دارد (Wendt et al. 2002). سنگواره‌های مرجانی روگوزا و تابولا در اغلب توالی‌های پالئوزوئیک ایران مرکزی از اردوبیسین تا پرمین وجود دارد. (رجوع کنید به: Baars et. al. 2013)، قدیمی‌ترین مرجان روگوزا از اردوبیسین سازند شیرگشت. (Flügel 1962)، Hubmann (1970) Flügel, Sahel (1969, 1968) (1991) مرجان‌های سیلورین سازند نیور در ایران مرکزی و Mistiaen et. (1999), Brice et al. (1999, 2000) Rohart (2003) Fernandez-Martinez (2000) al. همکاران (۱۳۷۵)، داستانپور (۱۳۸۵)، مرجان‌های دونین ایران مرکزی). در طی کربنیفر زیر سازند شیشتو ۲ و سازند سردر در یک حوضه بعد از سیستم ریفتینگ و در حاشیه غیرفعال شمال گندوانا نهشته شده‌اند. در ابتدای کربنیفر یک پلت فرم کربناته دریایی در شمال گندوانا در ایران مرکزی وجود داشته

بودند و بیشترین فراوانی آنها در آسلین پسین-ساکمارین

(Fedorowski et al. 2007) است.

جنس *Paraheritschioides* تاکنون از کربنیفر قطب شمال کانادا (باشکیرین پسین-مسکووین پیشین)، اسپیتزرگن (مسکووین)، بریتیش کلمبیا، Stikine terrane (بالاترین حد مسکووین یا کاسیمووین)، کراتون غرب مرکزی ایالات متحده آمریکا (کاسیمووین یا قزلین)، جنوب غرب چین (مسکووین) یافت شد. Fedorowski et al. (2012) با بررسی هولوتیپ و بازبینی تمامی نمونه‌های جنس *Paraheritschioides* اولین ظهور آن را از باشکیرین پسین می‌دانند؛ Flügel (1994) این جنس را از باشکیرین سازند سردر در کوه‌های ازبک کوه معرفی نمود. بادپا و همکاران (۱۳۹۰) جنس کوههای ازبک کوه معرفی نمودند. در مطالعه حاضر نمونه‌های این جنس از باشکیرین پیشین-میانی سازند سردر در برش زلدو نیز وجود دارد. با تأیید سن دقیق لایه‌های حاوی مرجان، بر اساس کنودونتها و فرامینیفرا (سهراابی و همکاران ۱۳۸۴) Flügel 1995; Leven et. al. 2006) قدیمی‌ترین نمونه شناخته شده جنس *Paraheritschioides* است. بادپا و همکاران (۱۳۹۰) اولین ظهور این جنس (از سرپوخوین پسین-باشکیرین پیشین) می‌باشد. داشش کنونی ما در پاسخ به این سؤال که مسیر مهاجرت این فونا از سرپوخوین پسین ایران تا باشکیرین پسین-مسکوین پیشین قطب شمال کانادا چگونه بوده است کافی نیست.

(2007) در تریتیس و Fedorowski et al. (1981) Hill

حضور جنس *Klepatrina* را از پرمین پیشین می‌دانند. با این وجود *Klepatrina (Porfirivella)* Flügel (1994) گونه *bashkirica* (Flügel 1994) را از باشکیرین سازند سردر در ازبک‌کوه معرفی نمود (جدول ۴ و ۵).

. (Flügel; 1981, Hill; Fedorowski 1974) (جدول ۴ و ۵).

دسته دوم: مرجان‌های دارای گسترش جهانی

در پنسیلوانین و پرمین پیشین *Fomichevella*, *Heintzella* اقصی نقاط جهان گسترش زیادی داشته و الگوی توزیع مشابهی دارند (Fedorowski et al. 2007)؛ مرجان روگوزای فاسیکولیت *Fomichevella* از باشکیرین ۳ حوضه آمریکای شمالی (Stikine terrane)، حوضه اروپای شرقی-سیری (اورال)، زیرحوضه مدیترانه جنوبی (افریقای شمالی، اسپانیا، ایران) و زیرحوضه شمال شرق مدیترانه (اندونزی، چین) و نیز حوضه ژاپن معرفی شده است. *Heintzella* نیز از ۴ حوضه باشکیرین آمریکای شمالی (بریتیش کلمبیا، Stikine terrane و کراتون غرب مرکزی ایالات متحده)، حوضه اروپای شرقی-سیری (اورال و مسکو)، زیرحوضه شمال شرق مدیترانه (چین و تایلند) و نیز حوضه ژاپن معرفی شده است. مرجان تابلاوای *Michelinia* از باشکیرین ۳ حوضه آمریکای شمالی (کانادا، ایالات متحده امریکا، مکزیک)، اروپای شرقی-سیری (ایرلند)، زیرحوضه مدیترانه جنوبی (مصر، الجزایر، مراکش) معرفی شده است. نیز از ۴ حوضه مرجانی باشکیرین، آمریکای شمالی (کانادا، ایالات متحده امریکا)، اروپای شرقی-سیری (روسیه)، زیرحوضه مدیترانه جنوبی (ایتالیا، اسپانیا، الجزایر، ایران، افغانستان)، زیرحوضه شمال شرق مدیترانه (چین) و حوضه ژاپن یافت شده است (جدول ۴ و ۵)، مرجان‌های مورد مطالعه از کربنیفر میانی و پسین استرالیا معرفی نشد (Hill 1981).

دسته سوم: جنس‌های مرجانی دارای توزیع نامنظم در موقعیت حدواتط:

دو جنس *Paraheritschioides* و *Klepatrina* توسط Flügel (1994) از سازند سردر در ازبک‌کوه معرفی شد. مرجان‌های این دو جنس در کربنیفر پسین دارای گسترش بسیار کمی

Species	Sample No.	Q (mm)	Major Sepia Q.	Dissepinarium Q.	Diss. raw	Lonsdaleoid Diss.	Tabularium Diss. Q.	(mm)
<i>Fomichevella uratica</i> (Dobroliobova, 1936)	Sah 27	12	27	2	3	-	-	7
	Sah 25	9	24	-	-	-	-	-
<i>Fomichevella holodai</i> (Heritsch, 1939)	2-3 a	12	27	2	3	-	-	7
	2-3 b	13	27	4	4	ok	5	7
<i>Fomichevella orientalis</i> (Stuckenberg, 1885)	88	13	27	3	5	ok	6	6
<i>Paraherichioides antoni minor</i> (Flügel, 1994)	2-10	12	23-25	-	2	-	-	-
<i>Heinzella sp.1</i>	2-6	8	21	1	4	-	-	5-6
<i>Heinzella sp.2</i>	1-7	12	21	3-4	2	-	-	5-6
<i>Minatoya</i> Flügel, 1974	1-12	11	24	3	5	ok	5	5
<i>Michelinia de konink,</i> 1841	Sah 24	11	28-29	1/5	2-3	-	8	8
<i>Multilicopora Yoh,</i> 1927	C 4	7	22	1	1-3	-	5	5

جدول ۲- مشخصات موجودهای روزگاری فاسیکولیت باشکیرین سازند سردر در برش زلدو

GENERAL	WE	AfR	CH	J	ES	TA	U	NA	Distribution
<i>Fomichevella</i> Fedorowski, 1975	*	*	*	*	*	*	*	*	Cosmopolite
<i>Heinzella</i> Fedorowski, 1967	*	*	*	*	*	*	*	*	Cosmopolite
<i>Paraherichioides</i> Sandø, 1985	*	*	*	*	*	*	*	*	Limited Distribution (Poorly Known)
<i>Kleparinia (Porfiriella)</i> Minato & Kato, 1965	*	*	*	*	*	*	*	*	Endemic
<i>Minatoya</i> Flügel, 1974	*	*	*	*	*	*	*	*	Cosmopolite
<i>Multilicopora</i> Yoh, 1927	*	*	*	*	*	*	*	*	Cosmopolite

جولار-۲- توزیع مغایلی ریستی دیده شدهای سازند سردر در برش زلدو کوه‌های ازبک‌کوه، باشکیرین سازند سردر در برش زلدو

Species	Sample No.	Q (mm)	Major Sepia Q.	Columnella Q.	Tabularium Q.	Diss. Q.
<i>Kleparinia (Porfiriella) bushkirica</i> (Flügel, 1994)	Sah 13	5x4 5.5x6 6.5x 7x7	14 17 - 16	12x1 - 0.2x0.5	4 3 4.2 1.5	1 1.5 -
<i>Minatoya bullata</i> (Flügel, 1974)	Sah 10	4.5x6 4.5x6 5x7 5.5x7 10.5x 7/5	18 18 19 19 20 20	1.2x1 0.5x0.5 2x2 2x2	5 4 1.5 1.5 6 6	2.5 1.5 -
<i>Minatoya alternata</i> (Flügel, 1974)	Sah 9	3x4.5 3.5x5 9x6.5 8x8	16 18 19 18	0.5x1 2.5x3 0.8x0.8 1x1	6 6 4 4	0.5 1.3 2.6 1.5
<i>Minatoya infirma</i> (Flügel, 1974)	Sah 14	4.5x 5.8 10x6 10x6	13 17 18 18	0.5x0.7 0.5x1 0.3x0.5 1x1/3	2.5 4 3.8 3.8	1.2 2.7 3-3.8 2

جدول ۳- مشخصات موجودهای روزگاری فاسیکولیت باشکیرین سازند سردر در برش زلدو

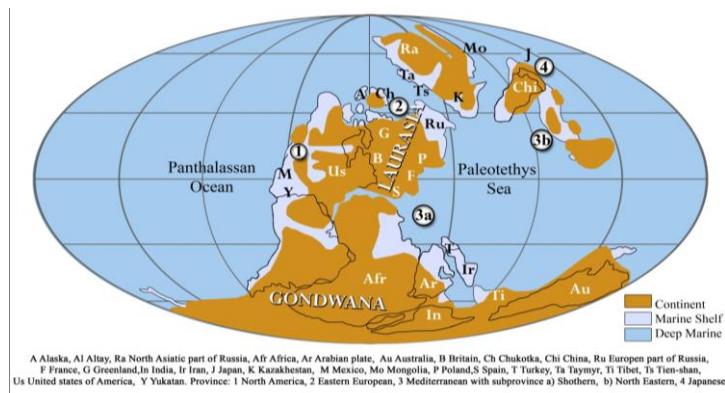
گروه	سن	گسترش جغرافیایی
باشکریان	باشکریان	(Flügel, 1994) ایران
فرانز-کارلین	فرانز-کارلین	(Fedorowski, 1975), Bear Island, southernmost Svalbard
کرپنتریا (۹) سپن-کارمین	کرپنتریا (۹) سپن-کارمین	ایران (باشکریان) (۹) سپن-کارمین
کرپنتریا (۸) سپن-کارمین	کرپنتریا (۸) سپن-کارمین	ایران (باشکریان) (۸) سپن-کارمین
سربرخور (۶)-باشکریان	سربرخور (۶)-باشکریان	ایران (باشکریان) (۶) سپن-کارمین
باشکریان پشتیان	باشکریان پشتیان	ایران (باشکریان) (۷) سپن-کارمین
باشکریان پشتیان	باشکریان پشتیان	ایران (باشکریان) (۸) سپن-کارمین
باشکریان پشتیان	باشکریان پشتیان	ایران (باشکریان) (۹) سپن-کارمین
باشکریان پشتیان	باشکریان پشتیان	ایران (باشکریان) (۱۰) سپن-کارمین

جدول ۴- توزیع چهار ایلی زیستی دریانه‌گاهی مرجان‌های مورد مطالعه

ایلات متحده امریکا (آمریکا) (Wilson, 1963) (آمریکا) (Wilson, 1990) (آمریکا) (Wilson, 1990)

ایران (باشکریان) (آمریکا) (Wilson, 1963) (آمریکا) (Wilson, 1990)

بوئنوس آیرس-برزیل



شکل ۴- نقشه جغرافیای زیستی قدیمه باشکیرین اقتباس از (1981) Fedorowski، با تصحیحات.

دیرینگی باشکیرین میانی-پسین (زیر اشکوب‌های Kinderscoutian-Yeadonian و یا وستفالین پیشین؟ Early Westphalian A= Longsettian) می‌باشد. لذا می‌توان این مجموعه مرجانی را به عنوان زون تجمعی Late Chokerian - باشکیرین پیشین-میانی - (Kinderscoutian-Yeadonian (?)) معرفی نمود. (2012) Fedorowski et al. -۴ سایر نمونه‌های جنس *Paraheritschioides* از قطب شمال et al. کانادا و سایر نمونه‌های معرفی شده توسط Fedorowski می‌دانند؛ لذا حضور جنس *Paraheritschioides* در دو افق سرپوخوین پسین و باشکیرین پیشین-میانی سازند سردر در برش زلدو و تأیید سن آن بر اساس کنودونت‌ها و فرامینیفرها (Flügel 1995; Leven et al. 2006؛ ۱۳۸۴) نمونه مورد مطالعه یکی از قدیمی‌ترین نمونه شناخته شده این جنس است. بادپا و همکاران (۱۳۹۰) اولین ظهور آن را (از سرپوخوین پسین- باشکیرین پیشین) می‌داند.

-۵ در این مطالعه با بازبینی مطالعات Gorgij, Boomeri (2010) و گرگیج و همکاران (۱۳۸۰) گذشته بر روی مرجان‌های سازند سردر در کوه‌های ازبک کوه نتایج زیر را در برداشت: الف) نمونه *Fomichevella* sp. که از باشکیرین Gorgij, Boomeri سازند سردر در کوه‌های ازبک کوه توسط

نتیجه‌گیری

۱- اجتماع مرجانی زیر از کربنیفر پسین سازند سردر در برش زلدو شناسایی شد.

Fomichevella uralica (Dobroliobova 1936), *Fomichevella holtedahli* (Heritsch 1939), *Fomichevella orientalis* (Stuckenbergh 1885), *Heintzella* sp. 1., *Heintzella* sp. 2., *Paraheritschioides antoni minor* (Flügel 1994), *Klepatria* (*Porfirivella*) *bashkirica* (Flügel 1994), *Minatoa bulla* (Flügel 1974), *Minatoa alternata* (Flügel 1974), *Minatoa infirma* (Flügel 1974), *Michelinia escobari* (Wilson 1990), *Multithecopora hypatiae* (Wilson 1963).

۲- در این مطالعه جنس (*Heintzella* Fedorowski 1967) و نیز

گونه‌های *Multithecopora hypatiae* (Wilson 1963), *Michelinia escobari* (Wilson 1990), *Fomichevella orientalis* (Stuckenbergh 1885), *holtedahli* (Heritsch 1939)، *Fomichevella* برای اولین بار از ایران گزارش می‌گردد.

۳- قاعده‌افق‌های مرجانی مورد مطالعه، براساس زون *Eostaffellina paraprotvae-* *Endothyra* فرامینیفری و زون کنودونتی *Idiognathodus sinuatus-* *I. bashkirica* به دیرینگی *primulus* / *I. corrugates-* *I. sulcatus* باشکیرین پیشین یا نامورین "B, C" (معادل زیراشکوب‌های Late Chokerian – Alpotian می‌باشد (سهرابی و همکاران ۱۳۸۴). همچنین از بالای افق مرجانی مورد مطالعه، زون *Pseudostaffella compressa-* *Pseudostaffella* فرامینیفری و زون کنودونتی *antique-* *Eostaffella amabilis* گزارش شده است، که به

برداشت صحرایی و نمونه‌برداری با همراهی و مساعدت مهندس علی بهزادی نسب، مهندس عباس قادری، مهندس روزبه یزدانفر و مهندس محمد مهدی رسایزدی انجام گردید که بدین وسیله از زحمات ایشان تقدیر می‌شود. همچنین از زحمات مهندس میعاد و مجتبی بادپا که تهیه اشکال را بر عهده داشتند، متشکریم. از خانم مهندس سهرابی کارشناس محترم سازمان زمین‌شناسی کشور و آقای دکتر گرگیج استاد دانشگاه سیستان و بلوچستان و نیز از پروفسور Edouard Poty و دکتر Julien Denayer از دانشگاه Liege بلژیک، پروفسور Calvin Stevens از دانشگاه San-Jose کالیفرنیا آمریکا و نیز Adam Mickiewicz از دانشگاه Jerzy Fedorowski لهستان، به خاطر ارسال مقالات، مشورت‌ها و نظرات ارزندهای که ارائه نمودند سپاسگزاریم.

منابع

- آقابناتی، ع.، ۱۳۸۳، زمین‌شناسی ایران: سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، ۵۸۶ ص.
- احمدزاده هروی، م.، و ک. خاکسار، ۱۳۷۷، مجموعه مرجان‌های ایران همراه با اطلس آنها: سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، ۳۵۵ ص.
- بادپا، م.، ۱۳۸۸، مطالعه مرجان‌های سازند سردر در برش زلدو، کوه‌های ازبک‌کوه (خاور ایران مرکزی) بر اساس مرجان‌ها: پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه فردوسی مشهد، ۲۱۴ ص.
- بادپا، م.، ع. عاشوری و ک. خاکسار، ۱۳۹۰، مطالعه مرجان‌های سرپوخووین (نامورین پیشین) سازند سردر در برش زلدو، کوه‌های ازبک‌کوه (خاور ایران مرکزی): دو فصلنامه رخساره‌های رسوبی، دانشگاه فردوسی مشهد، جلد ۴، ش. ۱، ص. ۱۶-۱.
- خاکسار، ک.، ط. رفعت بهاری، و ع. عاشوری، ۱۳۸۵، مرجان‌های ژیوسین بالایی- فرازینین سازند بهرام، جنوب ازبک‌کوه: فصلنامه علوم زمین، ص. ۵۶-۶۹.
- خانه باد، م.، ۱۳۹۱، محیط رسوبی، دیاژنز و ژئوشیمی

(Fedorowski 1967)، توصیف شد به جنس (Fedorowski 1967)، توصیف شد به جنس (Heintzella

Actinocyathus floriformis) که توسط گرگیج و همکاران (۱۳۸۰) از کربنیفر پیشین (ویژن) سازند سردر در شمال روستای شیشتو در کوه‌های ازبک‌کوه معرفی شد، در واقع به جنس Minatoa Flügel 1974 و به سن باشکیرین متعلق است. Fomichevella uralica, Minatoa spp. ۶-۷ Paraheritschioides antoni minor, Klepatrina (Porfirivella) bashkirica، شاخص اشکوب باشکیرین هستند، لذا مجموعه مرجانی فوق، زون تجمعی مرجان‌های باشکیرین (پیشین- میانی) سازند سردر معرفی می‌شود.

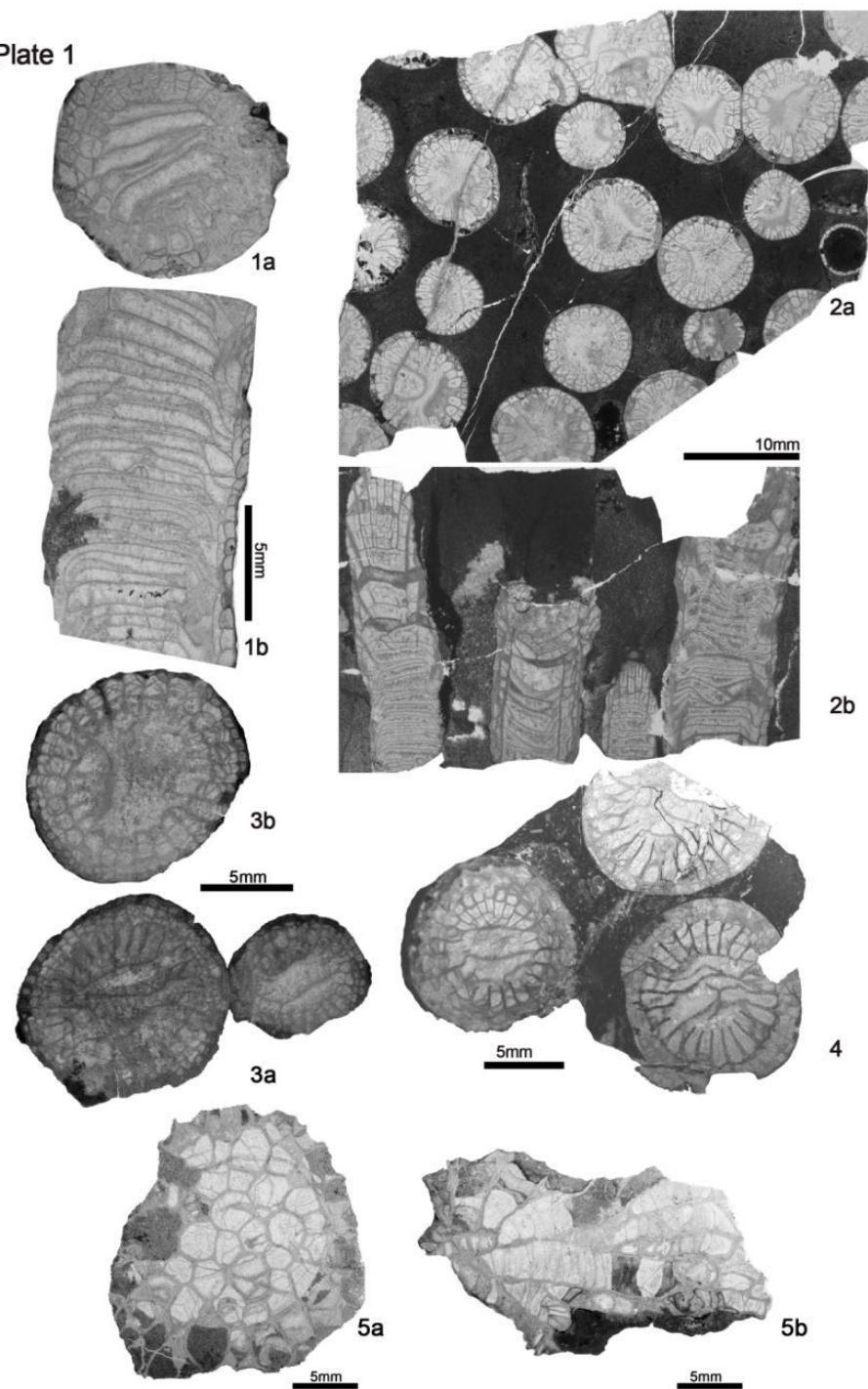
۷- تمامی مرجان‌های افق مورد مطالعه به شکل اجتماعی است و از کلنی‌های فاسیکولیت و سریویید تشکیل شده است. مرجان‌های روگوزای مورد مطالعه متعلق به ۲ خانواده Durhaminidae و Kleopatrinidae هستند. کثوپاترینیدها با ۴ جنس و ۷ گونه بیشترین تنوع و فراوانی را دارند. دوره‌های میانیدها یک جنس و سه گونه را شامل می‌شوند. در مجموعه مورد مطالعه یک جنس و یک گونه از تابلاهای میشلینید و مولتی تکوپورید وجود دارد. در این مجموعه جنس Michelinia Fomichevella بیشترین تنوع و فراوانی و کمترین تنوع و فراوانی را دارند.

۸- براساس اهمیت جغرافیای زیستی دیرینه، مرجان‌های مورد مطالعه به سه دسته مرجان‌های بومی (Minatoa)، جنس‌های مرجانی دارای توزیع نامنظم در موقعیت حد وسط Paraheritschioides، Klepatrina (Porfirivella) مرجان‌های دارای گسترش جهانی (مرجان‌های روگوزای Fomichevella، Heintzella، و مرجان‌های تابلای Multithecopora، Michelinia) می‌توان تقسیم نمود. مرجان‌های مورد مطالعه در زمان باشکیرین در بخش جنوبی حوضه مدیترانه‌ای گسترش داشتند.

- Douglas J.A., 1950, The Carboniferous and Permian Faunas of South Iran and Iranian Baluchistan: Geological Survey of India, v. XXII, Report 6, 72 p.
- Dubatolov, V., and N. P. Vassiljuk, 1980, Coral paleozoogeography in the Devonian and Carboniferous of Eurasia: *Acta Geologica Polonica*, v. 25, p. 519–529.
- Fernandez-Martinez, E., and B. Mistiaen, 2003, Alveolites Parvus, Tabulate Coral from Upper Devonian of Iran: *Annales de la Societe geologique du Nord*. p. 261-273.
- Fedorowski, J., 1981, Carboniferous corals: distribution and sequence: *Acta Palaeont. Polonica*, v. 26, p. 87-160.
- Fedorowski, J., and N. Vassilyuk, 2011, Early Bashkirian Rugosa (Anthozoa) from the Donets Basin, Ukraine. Part 3. On the genera Cyathaxonia Michelin, 1847 and Barytichisma, Moore and Jeffords, 1945: *Acta Geologica Polonica*, v. 61, p. 133–152.
- Fedorowski, J., E. Bamber, and H. Stevens, 2007, Lower Permian colonial rugose corals, Western and Northwestern Pangaea, taxonomy and distribution: Ottawa, Canada, 231p.
- Fedorowski, J., E. Bamber, and D.V. Baranova, 2012, An Unusual Occurrence of Bashkirian (Pennsylvanian) Rugose Corals from the Sverdrup Basin, Arctic Canada: *Journal of Paleontology*, v. 86, p. 979-995.
- Flügel, H.W., 1962, Korallen aus dem Silur von Ozbak-kuh (NE-Iran): *Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt*, v. 105, p. 287-330.
- Flügel, H.W., 1963, Korallen aus oberen vise-stufe (Kueichouphyllum-zone) Nord-Iran: *Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt*, v. 6, p. 365-404.
- Flügel, H.W., and H. Saleh, 1970, Die paläozoischen Korallenfaunen Ost-Irans 1. Rugose Korallen der Niur-Formation (Silur): *Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt*, v. 113, p. 267-302.
- Flügel, H.W., 1974, Minatoa, eine neue Rugsengattung aus der Sardar II-Formation (Bashkirium) Ostirans: Archiv für Lagerstattenforschung in den Ostalpen, Sonderband 2, Festschrift O.M. Friedrich. p. 95-107.
- Flügel, H.W., 1975, Zwei neue korallen der Sardar-Formation (Karbon) Ost-Irands: Mitteilungen der Abteilung für Geologie, Paläontologie und Bergbau am Landesmuseum Joanneum. v. 35, p. 45-53.
- Flügel, H.W., 1991, Rugosa aus dem Karbon der Ozbak-Kuh-Gruppe Ost-Irands (Teil 1): *Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt*, v. 134, p. 657-688.
- Flügel, H.W., 1994, Rugosa aus dem Karbon der Ozbak-Kuh-Gruppe Ost-Irands (Teil 2: Korallen des Sadar II-Member, Bashkirium): *Jahrbuch der Geologischen Bundesanstalt*, p. 599 - 616.
- Flügel, H.W., 1995, Biostratigraphie und Korallenfaunen des Jungpalaozoikums Ost-Irands: *Geol. Paläont. Mitt. Innsbruck*, v. 20, p. 35-49.
- García-Bellido, D. C., and S. Rodríguez, 2005, Rossietas kribioniferi Shرق ایران مرکزی: رساله دکتری، دانشگاه فردوسی مشهد، ۲۴۷ ص.
- Dastanipour, M., 1375, Rif Marjanai Donyan Pysin در شمال کرمان: مجله علوم دانشگاه تهران, جلد ۲۲. ش. ۱. ص ۱-۱۱.
- سهرابی، ز.، ب. حمدی، و ع. آقانیاتی، ۱۳۸۴، بیواستراتیگرافی سازند سردر، در برش زلدو ازبک‌کوه (شرق ایران): گرد همایی علوم زمین سازمان زمین شناسی کشور.
- طاهری، ع.، و ح. وزیری مقدم، ۱۳۸۰، چینه‌نگاری و فسیل‌شناسی سنگ‌های کربونیfer بالای - پرمین در برش زلدو و مقایسه آن با سایر نواحی ایران: مجله علوم پایه دانشگاه اصفهان, ص. ۴۵-۵۶.
- گرگیج، م. ن.، ع. طاهری، و م. ع. جعفریان، ۱۳۸۰، گزارش اولیه (از مرجان‌های روگوزا) *Actinocyathus floriformis* از کربونیfer زیرین (اشکوب ویزین) ناحیه ازبک‌کوه در شرق ایران مرکزی: مجله پژوهشی دانشگاه اصفهان (علوم پایه)، جلد پانزدهم، ش. ۱۰، ص. ۷۱-۷۸.
- مهدوی فیض آبادی، الف.، ۱۳۸۱، مطالعه مرجان‌های ممبر A سازند گچال (کوه راهدار-غرب طبس): پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه فردوسی مشهد، ۱۸۰ ص.
- Baars, C., M. Ghobadipour and R. C. Atwood, 2013, The earliest rugose coral: *Geological Magazine*, v. 150, p. 371-380.
- Berberian, M., and G. C. P. King, 1981, Toward a paleogeography and tectonic evolution of Iran: *Canadian Journal of Earth Sciences*. v. 18, p. 210-265.
- Brice, D., B. Mistiaen, and J. C. Rohart, 1999, New data on distribution of Brachiopods, Rugose Corals and Stromatoporids in the Upper Devonian of Central and Eastern Iran: Paleobiogeographic implications: *Annales de la Societe geologique du Nord*, Ille. p. 21-32.
- Badpa, M., K. Khaksar, and A. Ashouri, 2011, Study of Carboniferous corals in the Ozbak-kuh Mountains (Eastern of Central Iran): Kolner Forum Für Geologie und Palaontologie. Koln. v. 19, p. 14.
- Bagheri, S., and G. M. Stampfli, 2008, The Anarak, Jandaq and Posht-e-Badam metamorphic complexes in central Iran: New geological data, relationships and tectonic implications: *Tectonophysics* v. 451, p. 123-155.
- Douglas, J.A., 1936, Permo-Carboniferous fauna from South-West Persia(Iran): Geological Survey of India, v. XXII, Report 6, 72 p.

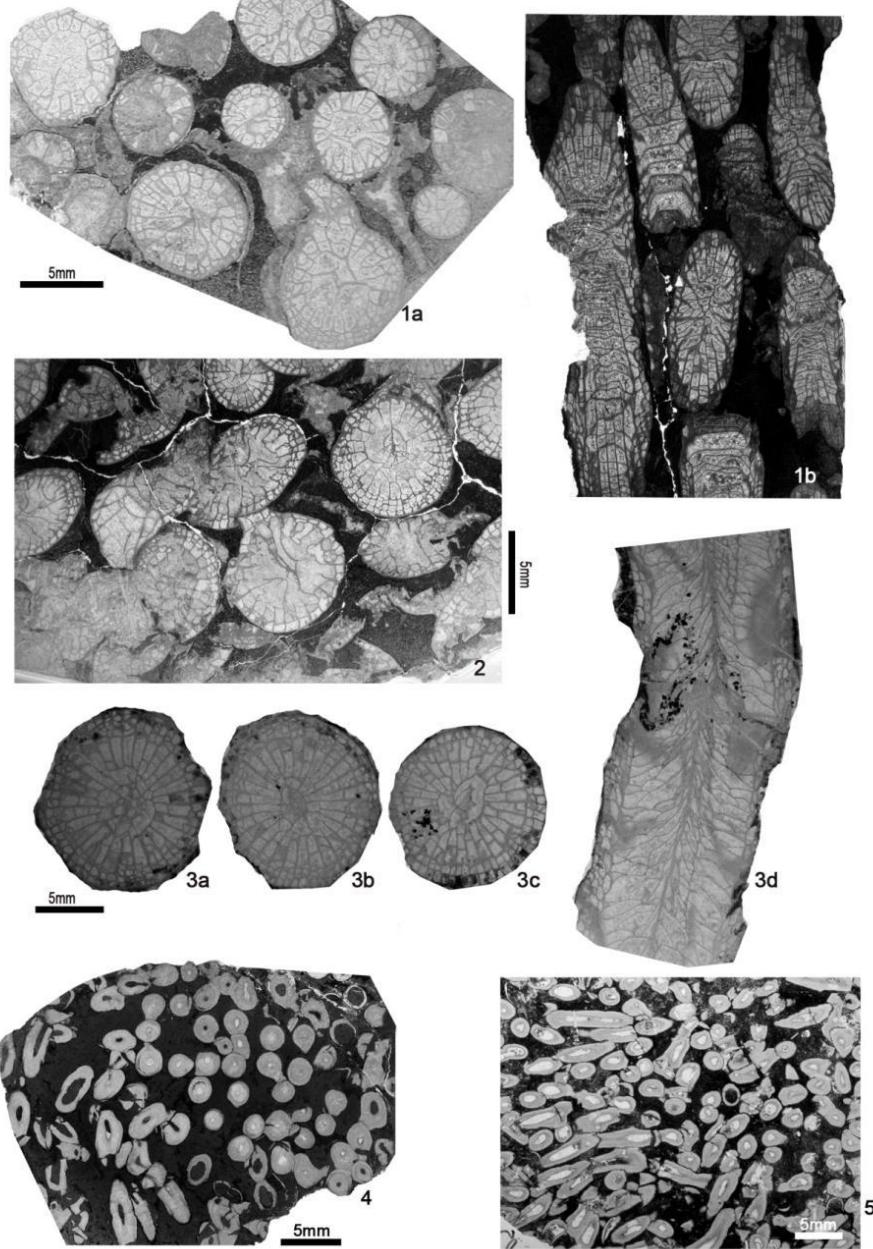
- Feist, M. Ghobadi pour, M. Kebria-ee, B. Milhau, J. P. Nicollin, J.C. Rohart, D. Vachard, and M. Yazdi, 2000, Preliminary data on the Upper Devonian(Frasnian, Famennian) and Permian Fauna and Flora the Chah-Riseh area (Esfahan Province, Central Iran): *Annales de la Societe geologique du Nord*, Ille, p. 93-102.
- Rodriguez, S. , W. J. Sando, and J. Kullmann, 1986, Utility of the corals for biostratigraphic and zoogeographic analyses of the Carboniferous in the Cantabrian Mountains, Northern Spain: *Trabajos de Geologia*. v.16, p. 37-60.
- Rohart, J. C., 1999, Paleozoic Rugose Corals from Central and Eastern Iran (A.F. De Lapparent and M. Zahedi Collections): *Annales de la Societe geologique du Nord*, Ille, p. 47-70.
- Rohart, J. C., 2000, Frasnian Rugose Corals from Chah-Riseh (Esfahan Province, Central Iran): *Annales de la Societe geologique du Nord*, Ille, p. 67-71.
- Ruttner, A., M.H. Nabavai, M. Alavi, 1970, Geological map of the Ozbak- kuh mountains 1:100,000 proof. print.
- Saleh, H., 1968, Neue Korallenfaunen aus dem Silur E-Irans: Unveröff. Diss. K.-F.-Univ. Graz, 202 p.
- Saleh, H., 1969, A new Coral Fauna from the Niur Formation (Silurian) of East Iran: *Verh. Geol. B. A.*, p. 33-34.
- Sando, W.J., 1985, Paraheritschioides, a new rugose coral genus from the Upper Pennsylvanian of Idaho: *Journal of Paleontology*, v. 59, p. 979-985.
- Sando, W. J., 1990, Global Mississippian coral zonation: *Courier Forschungsinstitut Senckenberg*, v. 130, p. 173-187.
- Stepanov, D. L., 1971, Carboniferous Stratigraphy of Iran: Congress on Carboniferous Stratigraphy and Geology v. 4, p.1505-1518.
- Stöcklin, J., 1968, Structural history and tectonics of Iran: a review: *American Association of Petroleum Geologists Bulletin*, v. 52, p. 1229-1258.
- Stöcklin, J., 1971, Stratigraphic Lexicon of Iran. part 1. North and East Iran: Geological Survey of Iran, Report 18, 338 p.
- Vassiljuk, N. P., 1974, Razvitiya korallov na rubexhe rannego i serdnego karbona: *Paleontology Zhurnal*, v. 4, p. 3-10.(Evolution of corals at the Early/Middle Carboniferous boundary. Transl. *Paleontology Journal*. v. 8, p. 441-446.
- Wendt, J., B. Kaufmann, Z. Belka, N. Farsan, and A. Karimi Bavandpur, 2002, Devonian/Lower Carboniferous stratigraphy, facies patterns and palaeogeography of Iran: Part I. Southeastern Iran: *Acta Geologica Polonica*, v. 52, p. 129-168.
- Wilson, E., 1963, The tabulate coral Multithecopora Yoh from the Chaetetes-Profusulinella faunizone in Eastern Nevada: *Journal of Paleontology*, v. 37(1), p. 157-163.
- Wilson, E., 1990, Permian corals of Bolivia: *Journal of Paleontology*, v. 64, p. 60-78.
- Palaeobiogeographical relationships of poriferan and coral assemblages during the late Carboniferous and the closure of the western Palaeotethys Sea–Panthalassan Ocean connection: *Palaeogeography, Palaeoclimatology, Palaeoecology*. v. 219, p. 321– 331.
- Gorgij, M.N., and M. Boomeri, 2010, Two Carboniferous coral assemblages of Ozbak-Kuh and Klmard areas, Eastern Central Iran (Zaladou and Gachal sections): *Stratigraphy and Sedimentology Researches*. v. 40, p. 103-118.
- Heckel, P. H., 1974, Carbonate buildups in the geologic record: a review, In: *Reefs in Time and Space* (Ed. By L.F. Laporte): Society of Economic Paleontologists and Mineralogists: Special Publication, v. 18, p. 90-154.
- Hill, D., 1981, Supplement 1, Rugosa and Tabulata. In: Teichert, C. (Ed.), *Treatise on Invertebrate Paleontology*, Part F. Coelenterata: Geological Society of America and University of Kansas Press; Boulder, Colorado and Lawrence, Kansas, 762 p.
- Hubmann, V. B., 1991, Halysitidae aus dem tiefen Silur E-Irans (Niur-Formation): *Jahrbuchder Geologischen Bundesanstalt*, p. 711-733.
- Kahler, F., 1974, Iranische Fusuliniden: *Jahrbuchder Geologischen Bundesanstalt*, p. 75-107.
- Khaksar, K., 1994, Los corals del Carbonifero inferior del Alborz central (Norte de Iran): *Tesis Doct. University of Granada (Mem. inédita)*. 313 p.
- Khaksar, K., 1996, New subfamily, genus and species of Lower Carboniferous rugose corals from Central Alborz (N. Iran): *Journal of Science Islamic Republic of Iran*. v. 7, p. 97-112.
- Lees, A., and A. T., Buller, 1972, Modern temperate water and warm water shelf carbonate sediment contrasted: *Marine Geology*. v. 13, p. 1767-1773.
- Leven E.J., A.Taheri, 2003, Carboniferous-Permian stratigraphy and fusulinids of East Iran, Gzhelian and Asselian deposits of the Ozbak-Kuh region: *Rivista Italiana di Paleontologia e Stratigrafia* v.109, p.499-515.
- Leven, E.J., V. I. Davydov, M. N. Gorgij, 2006, Pennsylvanian stratigraphy and fusulinids of central and eastern Iran: *Palaeontologia Electronica*. v. 9 (issue 1; 1A:35).
- Leven, E.J., M. N. Gorgij, 2006, Upper Carboniferous-Permian stratigraphy and fusulinids from the Anarak region, central Iran: *Russian Journal of Earth Sciences*, v.8 p.1-25.
- Metcalfe, I., 2011, Tectonic framework and Phanerozoic evolution of Sundaland: *Gondwana Research*. v.19, p. 3-21.
- Minato, M., and M. Kato, 1965, Durhaminidae (Tetracoral): *Journal of the Faculty of Science, Hokkaido University, Geology and Mineralogy*, v. 13, p. 11-86.
- Mistiaen, B., H. Gholamalian, R. Gourvennec, Y. Plusquellec, F. Bigey, D. Brice, M. Feist, R.

Plate 1



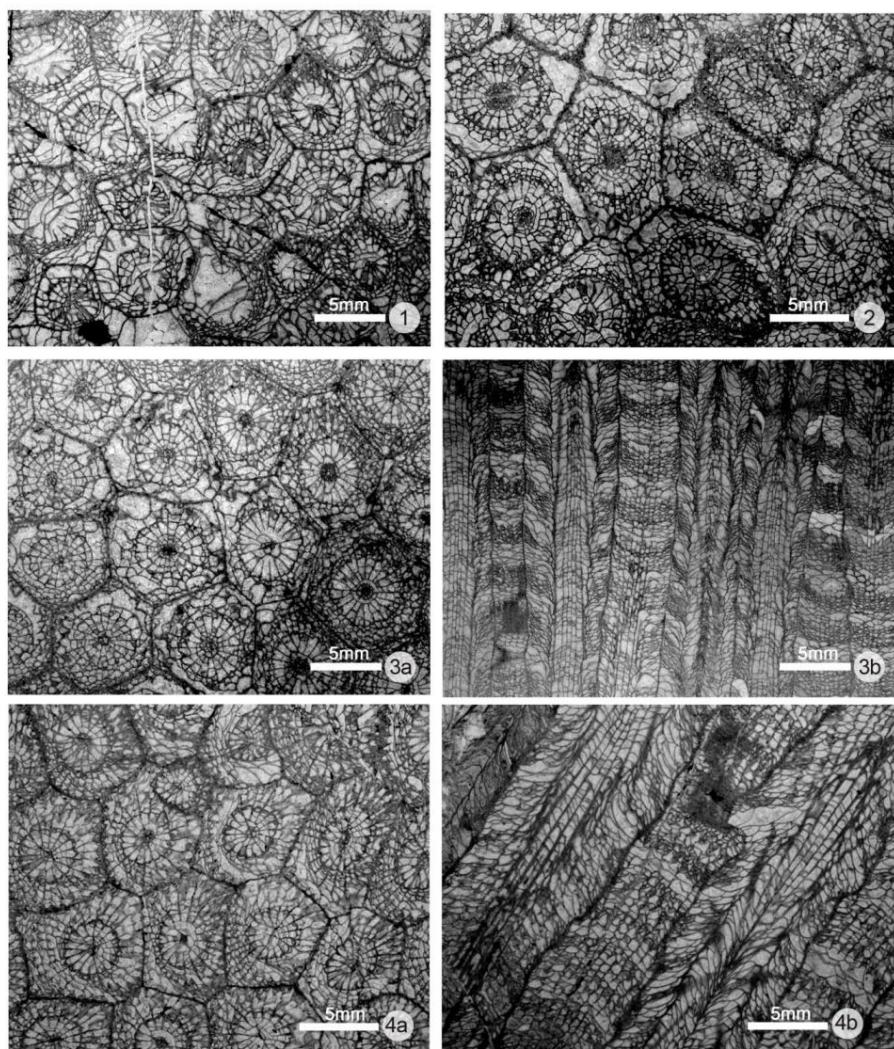
1,2) *Fomichevella uralica*(Dobroliobova,1936); 1, Sdo27, a- Transverse section, b- Longitudinal section;
2, Sah25 a- Transverse section, b- Longitudinal section. 3) *Fomichevella holtedahli*(Heritsch,1939);
2-3a,b Transverse section. 4) *Fomichevella orientalis* (Stuckenbergs,1885); 1-7 Transverse section.
5a,b) *Michelinia escobari*(Wilson, 1990); M1, Sdo20, a- Transverse section, b- Longitudinal section.

Plate 2



1) *Heintzella* sp1.; 2-8, a- Transverse section, b- Longitudinal section. 2) *Heintzella* sp2.; C4, Transverse section.
 3) *Paraheritschioides antoni minor*(Flügel, 1994); Sdo24, a,b,c- serial section, d- Longitudinal section.
 4,5) *Multithecopora hypatiae*(Wilson, 1963); 2-12, 2-13.

Plate 3



1) *Klepatrina (Porfirivella) bashkirica*(Flügel, 1994); Sah13, Transverse section.

2) *Minatoa bulla*(Flügel, 1974); Sah10, Transverse section.

3) *Minatoa alternata*(Flügel, 1974); Sah9, a- Transverse section, b- Longitudinal section.

4a,b)*Minatoa infirma*(Flügel, 1974); Sah14, a- Transverse section, b- Longitudinal section.