



دانشگاه اصفهان

دانشکده علوم

گروه زمین شناسی

پایان نامه دکتری رشته زمین شناسی

گرایش چینه شناسی - فسیل شناسی

**چینه نگاری نهشته های دونین پایانی-کربنیفر آغازین (سازند جیروود) در البرز
مرکزی بر اساس کنودونتها**

استادان راهنما:

دکتر مهدی یزدی

دکتر حسین وزیری مقدم

استادان مشاور:

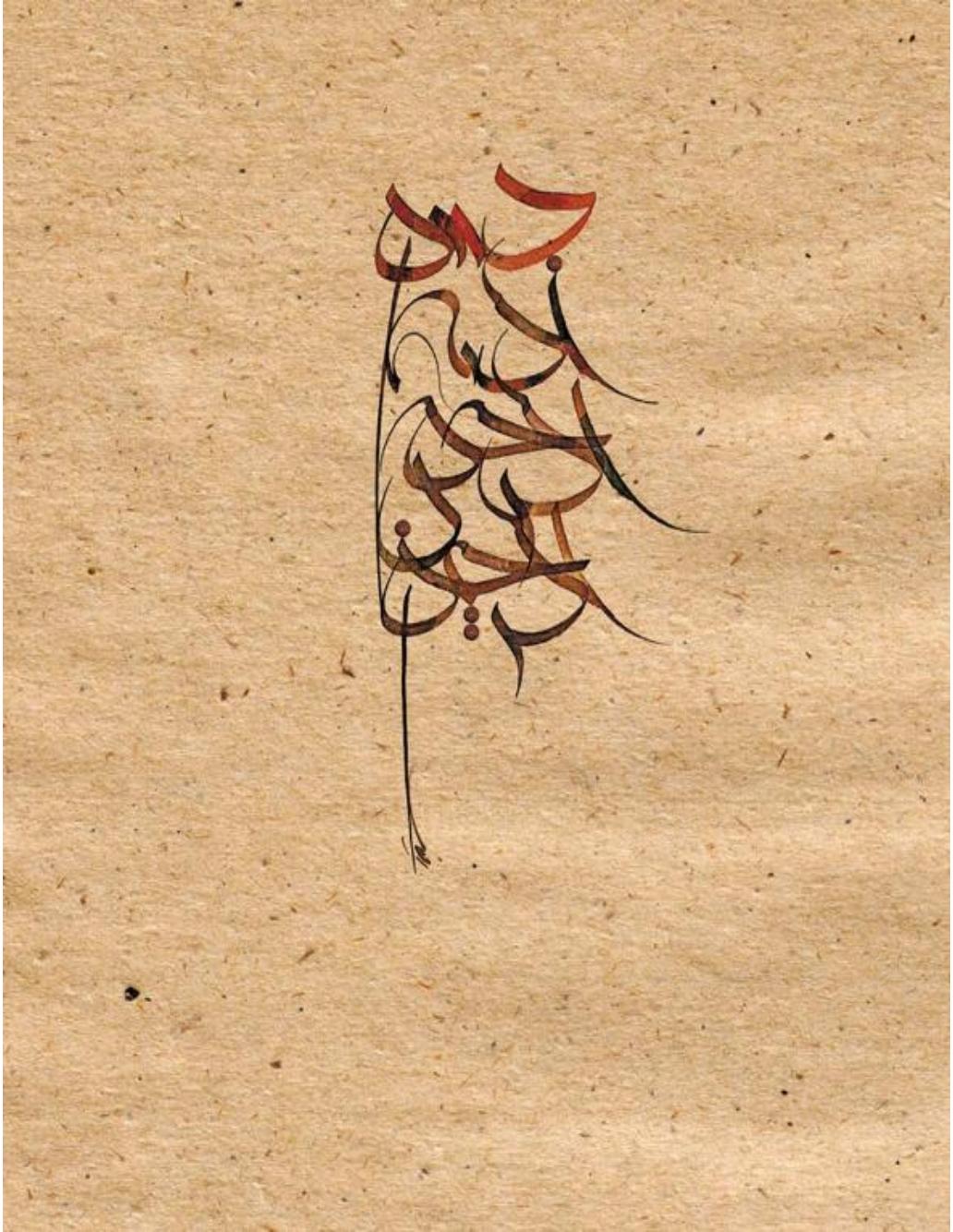
دکتر ناصر ارزانی

Z. Belka پروفسور

پژوهشگر:

مهین محمدی کمجانی

تیر ماه ۱۳۸۸



A vertical calligraphic inscription in brown ink, likely made with a reed pen, on a piece of aged, yellowish-brown paper. The script is fluid and expressive, featuring large, sweeping characters and smaller decorative elements. The characters appear to be in a form of Persian or Arabic calligraphy. The paper shows signs of age, including small dark spots and a slightly textured surface.



دانشگاه اصفهان

دانشکده علوم

گروه زمین شناسی

پایان نامه دکتری رشته زمین شناسی

گرایش چینه شناسی - فسیل شناسی

**چینه نگاری نهشته های دونین پایانی-کربنیفر آغازین (سازند جیروود) در البرز
مرکزی بر اساس کنودونتها**

استادان راهنما:

دکتر مهدی یزدی

دکتر حسین وزیری مقدم

استادان مشاور:

دکتر ناصر ارزانی

Z. Belka پروفسور

پژوهشگر:

مهین محمدی کمجانی

تیر ماه ۱۳۸۸

کلیه حقوق مادی مترتب بر نتایج مطالعات،
ابتكارات و نوآوری های ناشی از تحقیق
موضوع این پایان نامه متعلق به دانشگاه
اصفهان است.



دانشگاه اصطباغ

دانشگاه علم

شیخ

پایان نامه‌ی دکتری رشته‌ی زمین‌شناسی غراییش چینه‌شناسی - فیزیل‌شناسی

خانم سهیل محمدی گنجائی تحت عنوان

چنین نکاری نیشنه های دوئنی پایانی گرینیفر آغازین (سازند جیروود) در البرز مرکزی بر

اسس گروہ

هر تاریخ - ۱۳۸۸(۱۱) - پس از هیات خواهان زمین پورس و فاضل حاشیه را با توجه به نتایج زیرین

²- ایجاد راهنمایی و پلیت نامه آنلاین دفتر سهیگانی جمهوری مسکوبه می‌علمی دانشسر

^{۲۷}- استد راعتمایی ملکان ناده اقی دکتر حسین ویرانی مقدم با مرتبهٔ علی‌الملائک دانست

^{۲۰}- استاد سلطانی پایان نامه تأثیر دکتر ناصر اوزانی را در تئوری علمی ناشی از

۲- استاد متلیور بیان نامه آذی بروفسر بلکا بازونه هی علمی انسان
on the behalf of Prof. Abdolmajid
د استاد داور داعم گروه اقایی دفتر خلی صربستان با سرتبدی عسی داشتیار دوی پروفسر بلکا

and the role of the state in the development of the economy.

۲۰۱۳-۱۴۰۲-۱۷: گروه آفتاب دکتر احسان اله تائیب، با مددی: مهد اندیشه کی اتفاق

وَالْمُؤْمِنُونَ الْمُؤْمِنَاتُ كُلُّهُنَّ أَعْلَمُ بِآيَاتِنَا فَلَا يَجِدُونَ لِنَا مُنْتَهَى



تشکر و قدردانی

مراحل مختلف انجام این پژوهش بدون راهنمایی ها کمکهای استاد محترم و همکاران و دوستان گرامی انجام پذیرنبوده است و بر خود واجب می دانم از یکایک عزیزان تشکر کنم .

استاد محترم جناب آقایان دکتر یزدی و دکتر وزیری مقدم زحمات راهنمایی این پایان نامه را از آغاز تا پایان عهده دار بوده اند که موجب سپاسگزاری صمیمانه است.

برخورداری از راهنمایی های صمیمانه استاد گرامی و همکار گرانقدرم جناب آقای دکتر ارزانی، استاد مشاور این پایان نامه راهگشای مشکلات در تمامی مراحل این پژوهش بوده است.

سپاس صمیمانه خود را تقدیم استاد گرامی جناب پروفسور بلکا استاد دانشگاه آدام میسکویچ شهر پوزنان در کشور لهستان می کنم که از حمایت صمیمانه ایشان در فراهم کردن امکانات سفر، افامت و کلیه راهنمایی علمی ایشان در زمینه مطالعات کونوونتها بهره مند بوده و هستم. از استاد محترم سرکار خانم پروفسور الیمپسکا استاد آکادمی علوم کشور لهستان و جناب پروفسور گینتر استاد محترم دانشگاه ورشو به دلیل راهنمایی های علمی ایشان در زمینه مطالعات استراکدها و کوندرویکتینها صمیمانه سپاسگزارم.

از مدیران محترم گروه زمین شناسی دانشگاه اصفهان در تمامی دوره تحصیلی ام، استاد محترم آقایان دکتر خلیلی، دکتر وزیری مقدم و دکتر صفائی قدردانی صمیمانه می کنم.

از مدیران محترم تحصیلات تکمیلی گروه زمین شناسی دانشگاه اصفهان، استاد محترم آقایان دکتر صیرفیان و دکتر ترابی صمیمانه سپاسگزارم.

از استاد محترمی که در کنار استاد محترم راهنما و مشاور ، در این دوره تحصیلی، تدریس دروس زمین شناسی را عهده دار بودند- آقایان دکتر جعفریان و دکتر صیرفیان- صمیمانه قدردانی می کنم.

از استاد محترمی که زحمت داوری این پایان نامه را عهده دار شدند و راهنماییهای ارزشمند آنها سبب رفع بسیاری از نواقص این پایان نامه شده است - آقایان دکتر ناصحی، دکتر طاهری، دکتر صیرفیان و دکتر صفری- صمیمانه قدردانی می کنم و سپاس ویژه دارم از استاد محترم جنای آقای دکتر صیرفیان جهت پذیرش مسئولیت ویرایش نهایی

از اولین مراحل انجام این تحقیق تا آخرین قدم همواره از کمکهای صمیمانه تخصصی و علمی همکار محترم جناب آقای مهندس دشتستان زمین شناس مبرز مدیریت اکتشاف شرکت ملی نفت ایران بهره مند بوده ام که صمیمانه قدر دانی می کنم.

از کمکهای صمیمانه و بی دریغ فرزندم آقای سینا فرشیدی در همه وقت ، همه جا و همه کار سپاسگزارم و بهترین آرزوهای مادرانه را همراه زندگیش می کنم.

از راهنمایی های صمیمانه دوستان و همکاران عزیز سرکار خانم دکتر حبیبی و آقایان دکتر هایراپتیان، دکتر بگی و سرکار خانم دکتر منانی قدردانی می کنم و همچنین تشکر ویژه دارم از دوست و همکار عزیزم آقای دکتر علی بهرامی به خاطر کمک بی دریغشان در مراحل تصحیح و دفاع از پایان نامه.

از همکاران محترم گروه زمین شناسی دانشگاه اصفهان که همواره از کمکهای صمیمانه و بی دریغشان بهره مند بوده ام، جناب آقای آروین، سرکار خانم ساكتی، سرکار خانم شاپیری و سایر همکاران محترم قدردانی می کنم.

بی تردید همکاریها و حسن نظر مدیریت محترم وقت دانشگاه پیام نور اولین گام در انجام این پژوهش بوده است که وظیفه خود می دانم از مدیریت این دانشگاه به ویژه استاد گرامی و همکار گرانقدرم جناب آقای دکتر میر شکرایی معاونت محترم آموزشی وقت دانشگاه پیام نور و همکاران محترم گروه زمین شناسی و دانشکده علوم این دانشگاه و سایر همکاران همراه صمیمانه سپاسگزاری کنم.

از مدیریت محترم شرکت صنعت و شیمی جناب آقای مهندس فرشیدی و جناب آقای بهادری که در تمام این مدت از امکانات آزمایشگاهی و پرسنلی کارخانه این شرکت استفاده کرده ام صمیمانه سپاسگزارم.

وامدار همراهیهای صمیمانه مادر و خواهران عزیزم هستم که علاوه بر خدمات فراوان در این مدت نتوانستم با فراغ خاطر در کنارشان باشم. دستهایشان را مخلصانه می بوسم. در تمام این مدت از همراهیها، دلگرمیها و تشویقهای کم نظیر دوست عزیزم سرکار خانم شهناز سلطان زاده بهره مند بوده ام و سپاسگزار ایشان هستم.

از کمکها و همراهیهای مؤثر دوستان جوانم خانمها مژگان اسدیان و مهرنوش بهادری صمیمانه تشکر می کنم.

و در پایان، آغازین سپاس از همسر و همراه زندگیم و لاله وسینای عزیزم که عاشقانه و مسئولانه همواره در کنار و مشوقم بوده اند.

تَقْدِيمٍ بِهِ هَمْسِرٍ وَ هَمْرَاهٍ

زندگیم به پاسداشت

مهربازیها، همراهیها

ونگاه متفاوتش به زندگی

چکیده

گسترش نهشته هایی با سن دونین میانی- بالایی تا کربنیفر زیرین همانند بسیاری از نقاط دنیا در کشور ما نیز قابل توجه و اهمیت است. کشور ما که در این زمان بخشی از ساحل شمالی خشکی گندوانا را تشکیل می داده است در سرتاسر البرز از قسمت شرقی تا غربی و همچنین بخش‌های ایران مرکزی و زاگرس در معرض پیشرویها و پسرویها دریای شمالی پالئوتیس قرار داشته است. در همه این نقاط این نهشته ها بر روی سطح فرسایش یافته رسوبات قبلی قرار دارند و یک فاصله زمانی نبود رسوبگذاری در همه این نواحی گزارش شده است. در حوضه البرز مرکزی رخمنوهای پالئوزوئیک بالایی در چند ناحیه در شمال تهران قابل مطالعه هستند این نهشته ها که برای اولین بار توسط آسترتو در دره جیروود مطالعه شده اند. نام "سازند جیروود" را بخود گرفته اند.

علاوه بر دره جیروود که به عنوان برش الگوی این سازند در نظر گرفته شده است ، سازند جیروود در نواحی اطراف مانند دره زایگون، دره لالون، دره مبارک آباد، امام زاده هاشم، دره حسنکرد و اطراف کرج نیز رخمنون دارد. در این مطالعه رخمنون ها ای دره های جیروود، زایگون و لالون مورد بررسی قرار گرفته است.

سازند جیروود به ضخامت تقریبی ۳۵۰ متر، تناوبی از رخساره های کربناته و سیلیسی کلاستیک و کربناتی است که در برشهای مختلف یک یا دو جریان بازالتی با ضخامت ۱۰ الی ۱۴۰ متر در میان این نهشته ها نفوذ کرده اند. این سازند در رخمنوهای مختلف براساس برآکیوپودها، کنودونتها، فسیلهای گیاهی و پالینومرها مطالعه شده و سنی معادل دونین بالایی-کربنیفر زیرین را برای آن پیشنهاد کرده اند.

این سازند در ناحیه مورد مطالعه در بین دو مجموعه ماسه سنگ کوارتزی قاعده ای و ماسه سنگ آهکی فسیل دار رأسی قرار دارد. کوارتزیت قاعده ای حدود ۱۵-۱۳ متر کوارتزیت سفید تا صورتی رنگ است که بر روی سطح فرسایش یافته سازند میلا قرار گرفته است.

بر روی لایه کوارتزیتی قاعده ای یک لایه کم ضخامت آهکی حاوی برآکیو پودا وجود دارد که گیتانی و آسترتو در ۱۹۶۵ آن را به فرازنین بالایی نسبت داده اند و بر روی آن ۸۰ متر تناوب شیل سیاه رنگ و ماسه سنگ قرار دارد. در این شیل های سیاه رنگ فقط آثار زیستی استراکدهای رده های Metacopina ، Palaeocopina و Platycopina یافت شده اند که همگی به صورت قالب داخلی فسفاتی هستند و این استراکدها سنی معادل فرازنین تا فامینین را گواهی می دهند ولی از همه مهمتر اینکه این استراکدها از انواع سازگار با محیط‌های کم اکسیژن هستند و می توانند شاخصه های محیطی مفیدی باشند.

بر روی این شیل ها تناوبی از لایه های آهکی، شیل و ماسه سنگ به صورت تکراری قرار دارد از میان لایه های آهکی این توالی کنودونتهای فامینین بالایی به دست آمده است. به دلیل اینکه این رخساره ها به ناحیه کم عمق تعلق دارند کنودونتهای زیادی از شیستشوی آنها حاصل نشده است ولی از نظر سنی از پایین ترین لایه آهکی، کنودونتهای زون کنودونتی نزدیک ساحل *praesulcata expansa zone* تا *expansa zone* حاصل شده است که شاخص سنی بسیار مناسبی است و از. زیست رخساره های نواحی ناحیه شلف داخلی، محسوب می شود. این کنودونتها شامل جنسهای زیر هستند:

Bispatherodus.bispatherodus, *Bispatherodus costatus*, *Bispahtodus stabilis*, *Branmehla inornata*, *Clydagnathus ormistoni*, *Icriodus costatus darbyensis*, *Icriodus* sp.,
Pandorinellina sp., *Pelekysgnathus inclinatus*, *pekeysgnathus* sp.,
Polygnathus communis collinsoni, *Polygnathus communis communis*,
Polygnathus communis dentatus, *Polygnathus inornatus*, *Polygnathus* cf.
P.Longiposticus, *Polygnathus* cf. *P.symmetricus*, *Polygnathus* aff. *P. Brevilaminus*,
Polygnathus sp.

در این مجموعه در حدود ۳۰۰ عنصر کنودونتی یافت شده است . غالب این مجموعه است و پس از آن گونه های جنسهای *Pelekysgnathidae* و *Polygnathidae* برتری دارند. در مجموعه این کنودونتها تغییر رنگ مشخص و قابل ملاحظه ای دیده نمی شود. از ریز بقایای ماهیهای کوسه ای فامینین تاکساها زیر:

Phoebodus typicus, *Ph. Gothicus*, *Thrinacodus tranquillus*, *Denaea* sp.,
Protacrodus cf., *Protacrodus serra*, *Deihim mansureae*, *Hybodontiform*.
که شاخص زونهای از *Praesulcata zone* تا *expansa zone* هستند نیز یافت شده اند و سن یابی توسط کنودونتها را تایید می کنند. با توجه به اینکه مطالعات برآکیپودها و پالینومرفهای این سازند در برش الگو ، سن بخش پایینی سازند را فرازین باایی می دانند از طرفی فسیلهای غالب در شیلهای سیاه قاعده ای سازند از استراکدهای محیط anoxic لاغونی ناحیه ساحلی تشکیل شده اند که این محیط در اثر بالا آمدن سطح آب ایجاد شده است. شاید بتوان این شیل های سیاه را معادل شیل های سیاه Kellwaser II در دونین دنیا قرار داد.

از طرفی به دلیل اینکه فسیلهای موجود در اولین نهشته های فامینین بر روی این شیلهای سیاه به زون مربوط می شوند، وجود یک مرحله نبود رسوبگذاری حاصل از عقب نشینی بزرگ، پس از ته نشینی شیل های سیاه را تایید می کند و بر این اساس این عقب نشینی در دوره زمانی معادل فرازین پایانی تا *expansa zone* رخ داده است و

بر اساس این مطالعات، سن بخش باایی سازند جیرود فامینین باایی (*expansa zone-praesulcata* zone?) پیشنهاد می شود.

با توجه به شناسایی فسیل کنودونت *Polygnathus* cf. *longiposticus* BRANSON & MEHL, 1934 متعلق به کربنیفر زیرین در نمونه شماره Zm.58 در برش زایگون ، می توان وجود رخساره های کربنیفرزیرین را در لایه های بالاتر از کوارتزیت قاعده ای سازند مبارک (نمونه شماره Zm.56) اثبات کرد.

اهمیت این مطالعه

۱- در این مطالعه زیست چینه نگاری یکی از نواحی کرانه ای گندوانا براساس زون بندی کنودونتی نزدیک ساحلی در ایران انجام شده است، فونای مطالعه شده و مطالعه مقاطع نازک رخساره های سنگی نشان دهنده یک محیط ساحلی شلف داخلی است.

- ۲- سن پایانی سازند جیرود در برشهای مطالعه شده ، بر اساس کنودونتها، فامینین بالایی- (upper *expansa zone*- *praesulcata zone*?)
تعیین و پیشنهاد می شود که در مورد سن قبلی این سازند تجدید نظر شود.
- ۳- در این مطالعه علاوه بر کنودونتها، ریز بقایای ماهیها، استراکدها و بریوزوئرها می موجود مطالعه شده است.
- ۴- سن ریز بقایای ماهیها، سن پیشنهادی بر اساس کنودونتها را تایید می کند.
- ۵- با مطابقت مجموعه فونای کنودونتی موجود در این سازند با رخساره های نزدیک ساحل، محیط ته نشینی این رخساره ها مشخص شده است.
- ۶- وجود یک دوره زمانی نبود رسوبگذاری از زمان فرازنین تا *expansa zone* در نهشته های دونین بالایی در این ناحیه مستند شده است.
- ۷- بر اساس مطالعه سنگ رخساره ها و فونای موجود در آنها تغییرات سطح آب دریا در فاصله زمانی تشکیل سازند جیرود مشخص شده است.
- ۸- بر اساس فونای ریز بقایای ماهیها، سازند جیرود در این برشها با نهشته های فامینین در برشهای دالمه و هوتك تطبیق داده شده است.
- ۹- بر اساس فونای ریز بقایای ماهیها، نهشته های فامینین ایران با برخی از کشورهای حاشیه شمالی گندوانا تطبیق داده شده است.
- کلید واژه ها:** کنودونتها - سازندجیرود - گندوانا - پالتوتیس - زایگون - لالون - ریزبقایای کوسه ماهیها - فامینین - *expansa zone* - Kellwaser - فرازنین - استراکدا

فهرست مطالب

صفحه	عنوان
	فصل اول: کلیات
۱	-۱- اهمیت موضوع
۲	-۲- هدفهای پژوهش
۲	-۳- روش تحقیق.....
۴	-۴- معرفی سازند جیروود.....
۵	۴-۱- موقعیت جغرافیایی و راههای ارتباطی سازند جیروود در برشهای مورد مطالعه
۶	۴-۲- مختصات جغرافیایی برشهای مطالعه شده
۷	۴-۳- موقعیت زمین شناسی سازند جیروود در ناحیه مورد مطالعه
۷	۴-۴-۱- سازند میلا
۹	۴-۴-۲- سازند مبارک
۱۰	۴-۴-۳- سیستم دونین
۱۲	۴-۴-۴-۱- حیات در دونین
۱۳	۴-۴-۴-۲- دونین پایانی
۱۵	۴-۴-۴-۳- تطابق نهشته های دونین
۱۶	۴-۴-۴-۴-۱- تطابق نهشته های دونین با استفاده از برآکیوپودها
۱۷	۴-۴-۴-۴-۲- تطابق نهشته های دونین با استفاده از آمونویید ها
۱۸	۴-۴-۴-۴-۳- تطابق نهشته های دونین با استفاده از پالینومرفها
۱۹	۴-۴-۴-۴-۴-۱- تطابق نهشته های دونین بر اساس کنودونت ها
۲۰	۴-۴-۴-۴-۵-۱- دونین در ایران
۲۳	۴-۴-۴-۵-۲- دونین در البر زمرکزی
۲۴	۴-۴-۴-۵-۳- دونین در البرز شرقی و ایران مرکزی
۲۶	۴-۴-۴-۴-۵-۱- جغرافیای دیرینه ایران در زمان دونین بالایی
	فصل دوم: برسی ویژگی زمین ساختی و سنگ شناسی و تاریخچه مطالعات سازند جیروود
۲۹	-۱-۲- ویژگی زمین ساختی سازند جیروود
۳۳	-۲- اهمیت مطالعه نوسانات سطح آب دریا ها و چینه نگاری سکانسی
۳۴	-۳-۲- سنگ شناسی سازند جیروود

عنوان	صفحه
۱-۳-۲- سنگ شناسی در برش الگوی سازند جیروود از قدیم به جدید ۳۵	۳۵
۲-۳-۲- سنگ شناسی در برش لولان از قدیم به جدید (ضخامت بر حسب متر) ۳۹	۳۹
۳-۳-۲- سنگ شناسی در برش زایگون از قدیم به جدید (ضخامت بر حسب متر) ۴۳	۴۳
۴-۲- تفسیر رسوب شناسی و سنگ شناسی سازند جیروود ۴۶	۴۶
۴-۲-۱- رخساره A، ماسه سنگ کوارتزیتی قاعده ای ۴۶	۴۶
۴-۲-۲، رخساره B، لایه آهکی فسیلدار ۴۷	۴۷
۴-۲-۳- رخساره C، شیل سیاه تا خاکستری ۴۸	۴۸
۴-۲-۴- رخساره D، فسفاتها ۵۲	۵۲
۴-۲-۵- رخساره E، لایه های آهکی ۵۴	۵۴
۴-۲-۶- رخساره F، ماسه سنگهای قرمز رنگ حاوی فسیلها گیاهی ۵۵	۵۵
۴-۲-۷، رخساره G، بازالت ها ۵۶	۵۶
۴-۲-۸، رخساره H، کنگلومرا ۵۷	۵۷
۴-۲-۹، رخساره K، ماسه سنگ دارای لایه بندی متقطع ۵۹	۵۹
۴-۲-۱۰، رخساره L، ماسه سنگ آهکی قرمز رنگ بالایی ۵۹	۵۹
۴-۲-۱۱، تفسیر ونتیجه گیری بر مبنای سنگ شناسی ۶۱	۶۱

فصل سوم: زیست چینه نگاری سازند جیروود

۳-۱- اصول زیست چینه نگاری ۶۶	۶۶
۳-۲، زیست چینه نگاری سازند جیروود بر اساس کنودونت ها ۶۸	۶۸
۳-۲-۱- کنودونت ها در ناحیه مورد مطالعه ۶۹	۶۹
۳-۲-۲- فیلوژنی "Icriodus" costatus darbyensis ۷۷	۷۷
۳-۲-۳- مطالعه کنودونت ها در برشهای مورد مطالعه ۷۷	۷۷
۳-۲-۴- زیست زمان نگاری دوره دونین بر اساس کنودونت ها و چینه نگار حادثه ای دونین ۸۲	۸۲
۳-۲-۵- سیستماتیک پالئوتولوژی کنودونت ها در سازند جیروود ۸۶	۸۶
۸۶.....Pelekysgnathus inclinatus Thomas, 1949	
۸۷....."Icriodus" costatus darbyensis Klapper, 1958	۸۷
۸۸....."Icriodus" costatus darbyensis Klapper, 1958	۸۸
۸۹ .. Clydagnathus ormistonii Beinert, Klapper, Sandberg & Ziegler, 1971	
۹۰ Pandorinellina sp.	۹۰

صفحه	عنوان
۹۰	Polygnathus communis communis Branson & Mehl, 1934
۹۲	Polygnathus inornatus Branson, 1934
۹۳	Polygnathus cf. brevilaminus Branson & Mehl, 1934
۹۳	Polygnathus communis collinsoni Druce, 1969
۹۴	Polygnathus communis dentatus Druce, 1969
۹۴	Polygnathus symmetricus Branson, 1934
۹۵	Polygnathus cf.longiposticus Branson& Mehl, 1934
۹۵	Polygnathus sp.
۹۶	Bispathodus costatus E. R. Branson, 1934)
۹۶	Bispathodus stabilis (Branson & Mehl, 1934)
۹۷	Bispathodus bispatherodus Ziegler, Sandberg and Austin, 1974
۹۸	Branmehla inornata (Branson & Mehl, 1934)
۹۹	۳-۳- زیست چینه نگاری سازند جیرود بر اساس ریز بقایای کوسه ماهیها
۱۰۲	۳-۳-۱- سیستماتیک پالئونتولوژی کوندریکتین ها
۱۰۲	Phoebodus typicus Ginter & Ivanov 1995
۱۰۳	Phoebodus gothicus gothicus GINTER, 1990
۱۰۴	Thrinacodus tranquillus Ginter, 2000
۱۰۵	Dehim mansureae Ginter, Hairapetian & Klug 2002
۱۰۶	Ctenacanthus sp.
۱۰۶	Lissodus sp.
۱۰۷	۴-۳-۴- زیست چینه نگاری سازند جیرود بر اساس استرآکدها
۱۰۸	۴-۳-۱- سیستماتیک پالئونتولوژی استرآکدها
۱۰۹	Nodella aff .N. dobroljubovi Shishkinskaja, 1968
۱۰۹	Schweyerina cf. zaspelovae Shishkinskaja, 1968
۱۱۰	Evlanella olempskaya sp. nov
۱۱۰	Kloedenellitina sp.

صفحه	عنوان
۱۱۰	Kloedenellitina sp.
۱۱۰	Cavellina sp.
۱۱۱	Hypotetragona sp.
۱۱۱	Knoxiella? Sp
۱۱۱	Cryptophyllus sp.
۱۱۱	- مطالعه بریوزوا در سازند جیرود. ۳-۵
۱۱۲	- مواد و روش تحقیق ۳-۵
۱۱۲	- سیستماتیک پائونتولوژی بریوزوا ۳-۵
	فصل چهارم - پلیت ها و تصاویر فسیلها
۱۱۵	-۴، کنودونتها
۱۲۱	-۴، کوندریکتین ها
۱۲۸	-۴، استراکدها
	فصل پنجم - نتیجه گیری
۱۴۰	-۵، نتیجه مطالعات
۱۴۴	منابع و مأخذ

فهرست شکلها

عنوان	صفحة
شکل ۱-۱، موقعیت جغرافیایی و راههای ارتباطی نواحی مورد مطالعه.	۵
شکل ۲-۱، موقعیت زمین شناسی سازند جیرود در برش زایگون(نگاه به سمت جنوب)	۷
شکل ۳-۱، موقعیت زمین شناسی سازند جیرود در برش جیرود	۸
شکل ۴-۱، لایه ماسه سنگ آهکی زرد - قهوه ای حاوی فسیلهای براکیوپود در قاعده سازند مبارک	۹
شکل ۱-۵، ستون چینه شناسی دونین فوکانی همراه با زون بندی استاندارد کنودونتی و تغییرات سطح آب دریا (Joachimski et.al., 2004 and sandberg et al., 2002)	۱۵
شکل ۱-۶، زونهای استاندارد پالینومرفها در محدوده زمانی دونین بالایی (SDS 2007)	۱۹
شکل ۱-۷، زونهای استاندارد کنودونتی براساس رخساره های پلاژیک (sandberg et al., 1984)	۲۰
شکل ۱-۸، بیرون زدگیهای نهشته های دونین-کربنیفر در ایران (Wendt et al., 2005)	۲۲
شکل ۱-۹، سازند های مهم دونین - کربنیفر در ایران، ترسیم بر اساس (Wendt et.al., 2005)	۲۲
شکل ۲-۱، مرز تماس کوارتزیتها قاعده ای سازند جیرود با توده ولکانیکی زیرین، دره جیرود	۳۰
شکل ۲-۲، مدل سنگ رخساره ای در ناحیه البرز (Alavi, 1996)	۳۲
شکل ۲-۳، مدل پیشنهادی پیشروی و پسروی دریایی پالئوتیس در پالئوزویک (لامسی، ۱۳۷۹)	۳۳
شکل شماره ۲-۴، محل برخورد کوارتزیت و دولومیتها (در داخل معدن شماره ۱ فسفات)	۳۵
شکل ۲-۵، ماسه سنگ ریپل مارکی در قاعده سازند جیرود (رخساره A)	۴۷
شکل ۲-۶، برش میکروسکپی از ماسه سنگ قاعده ای سازند جیرود (رخساره A)	۴۷
شکل ۲-۷، سنگ آهک ماسه ای و فسیلدار (Shell bed) (رخساره B)	۴۸
شکل ۲-۸، شیلهای سیاه در قاعده سارند جیرود، (رخساره C)	۴۹
شکل ۲-۹، برش میکروسکپی از شیلهای سیاه در سازند جیرود، (رخساره C)	۴۹
شکل ۲-۱۰، مدل نشکیل شیلهای سیاه و فسفاتها در ناحیه پلاتفرمی، فیض نیا ۱۳۷۱	۵۲
شکل ۲-۱۱، مرز برخورد فسفاتها و کوارتزیت قاعده ای در تونل معدن شماره ۱ فسفات جیرود	۵۳
شکل ۲-۱۲، تشکیل نودولهای فسفات در یک نمونه سنگ فسفاتی از معدن جیرود	۵۳
شکل ۲-۱۳-برش مشکل ۲-۱۴-۱، ماسه سنگ قرمز حاوی فسیلهای گیاهی (رخساره F)	۵۳
شکل ۲-۱۵ فسیل آثاری کروزیانا بر روی ماسه سنگهای (رخساره F) ۵۶	۵۳
آهکی E (Z-13)	

عنوان	
صفحه	
شکل ۲-۱۶، فسیل آثار حرکت تتراپود ها بر سطح ماسه سنگهای (رخساره F) ۶۵	
شکل ۲-۱۷، کنگلومرای بالای لایه بازالتی حاوی قطعات بازالتی گرد شده ۶۷	
شکل ۲-۱۸ قطعات بازالتی گرد شده در کنگلومرای بالای لایه بازالتی ۵۸	
شکل ۲-۱۹، برش میکرسکپی از بازالت سارند جیرود در برش جیرود ۵۸	
شکل ۲-۲۰، ماسه سنگ دارای لایه بندی متقطع، (رخساره K) ۵۹	
شکل ۲-۲۱، ماسه سنگ آهکی قرمز رنگ بالایی مرز دونین کربنیفر، (رخساره L) ۶۰	
شکل ۲-۲۲، ماسه سنگ آهکی قرمز رنگ بالایی مرز دونین -کربنیفر، (رخساره L) ۶۰	
شکل ۲-۲۳، مدل سکانسی (Sloss, 1965) ۶۲	
شکل ۲-۲۴، مدل پیشنهادی برای تغییرات سطح اب دریاهای دونین بالایی ۶۳	
شکل ۳-۱، زون بندی کنودونت های نزدیک ساحل و مقایسه آن با زون بندی استاندارد کنودونتی Sandberg et al., 1984). ۷۱	
شکل ۳-۲، گونه های شاخص در زونهای کنودونتی نزدیک ساحل. (Sandberg et al., 1984) ۷۵	
شکل ۳-۳، مدل بیو زونهای ایکریویدی دونین (Sand berg et al., 1984) ۷۶	
شکل ۳-۴، ستون چینه شناسی و محل نمونه ها و گونه های شاخص در برش زایگون ۷۶	
شکل ۳-۵، ستون چینه شناسی و محل نمونه ها و گونه های شاخص در برش لالون ۸۰	
شکل ۳-۶، ستون چینه شناسی و محل نمونه ها و گونه های شاخص در برش جیرود ۸۱	
شکل ۳-۷، زونهای کنودونتی استاندارد دونین بالایی (Sandberg, 2002) ۸۳	
شکل ۳-۸، حوادث دونین پایانی (Sandberg et al., 2002) ۸۵	
شکل ۳-۹، ستونهای چینه شناسی سازند جیرود در سه برش مطالعه شده و موقعیت نمونه های حاوی بقایای کوندریکتین ها ۱۰۱	
شکل ۳-۱۰، زون بندی دونین بالایی بر اساس phoebodontidae ۱۰۲	
Plate 3 استراکدا ۱۳۱	
Plate 4 استراکدا ۱۳۳	
Plate 5 استراکدا ۱۳۴	

صفحه	عنوان
۱۳۶	استراکدا Plate. 6
۱۳۷	بریوزوا Fig 3
۱۳۸	بریوزوا Fig 4
۱۴۲	شکل ۱-۵، موقعیت تقاطع تطبیق داده شده برداشت از (Ashouri, 2006a))
۱۴۳	شکل ۲-۵، مقایسه فونای کنودونتی دونین بالایی در شرق ایران، ایران مرکزی،

فصل اول: کلیات

۱-۱- اهمیت موضوع

در این تحقیق برای اولین بار چینه نگاری سازند جیروود در برش الگوی این سازند در البرز مرکزی ، بر اساس کنودونت ها انجام شده است.

مطالعه نهشته های پالئوزویک بالایی - مزوژیک زیرین بر اساس کنودونت ها از اواسط قرن نوزدهم در بیشتر نقاط دنیا متداول شده است و دارای ارزش علمی بسیاری است. به طوری که کنگره جهانی دونین (SDS) در سال ۱۹۹۶، زیست چینه نگاری دقیق نهشته های دونین را بر اساس کنودونت ها تصویب و پیشنهاد کرد. (اعشوری، Ahmadzadeh Heravi, 1971; Ashouri, 1990; Yazdi, 1999).

مطالعات زیست چینه نگاری نهشته های پالئوزویک بالایی بر مبنای کنودونت ها در کشور ما نیز از سالهای حدود دهه هفتاد قرن بیستم آغاز گردیده است (Zarrin et al., 1973).

به گستردگی رسوبات پالئوزویک بالایی در ایران، هنوز هم ضرورت مطالعه نهشته های پالئوزویک با توجه بالایی بر اساس کنودونت ها وجود دارد. به ویژه اینکه با توجه به تغییرات حوضه ای این نهشته ها از نواحی