



۱۹۹۸



دانشگاه اصفهان

دانشکده علوم

گروه زمین شناسی

پایان نامه کارشناسی ارشد رشته زمین شناسی گرایش چینه و فسیل
شناسی

زیست چینه نگاری نهشته های دونین پسین و کربنیفر پیشین بر اساس کنودوفت
و ماکروفسیل در مقطع شهمیرزاد، البرز مرکزی

استاد راهنماء:

دکتر مهدی یزدی

استاد مشاور:

دکتر سید محمود حسینی نژاد

دکتر احمد مرتضی گلزار
تشریح اگر

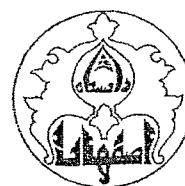
پژوهشگر:

سمانه آقابابایان

اردیبهشت ماه ۱۳۸۸

۱۲۹۹۸۴

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



دانشگاه اصفهان

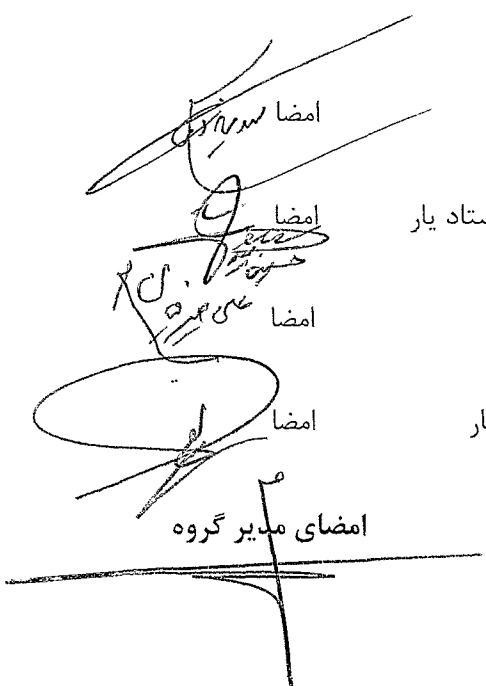
دانشکده علوم

گروه زمین شناسی

پایان نامه‌ی کارشناسی ارشد رشته‌ی زمین شناسی گرایش چینه و فسیل شناسی خانم سمانه آقابابايان تحت عنوان

زیست چینه نگاری نهشته‌های دونین پسین و کربنیفر پیشین بر اساس گنودونت و ماگروفسیل در مقطع شهرمیرزاد، البرز مرکزی

در تاریخ ۱۴۰۰/۰۷/۲۰ توسط هیأت داوران زیر بررسی و با درجه **عالی**..... به تصویب نهایی رسید.



۱- استاد راهنمای پایان نامه دکتر مهدی یزدی با مرتبه‌ی علمی دانشیار

دکتر سید محمود حسینی نژاد با مرتبه‌ی علمی استاد یار

۲- استاد مشاور پایان نامه

دکتر علی صیرفیان با مرتبه‌ی علمی دانشیار

۳- استاد داور داخل گروه

دکتر احسان الله ناصحی با مرتبه‌ی علمی استاد یار

۴- استاد داور خارج از گروه

امضا مسیر گروه

۳۰ تقدیر و تشکر:

اینک که با برخورداری از الطاف الهی و با رهنمود های ارزنده‌ی اساتید محترم و مساعدت‌های فراوان دوستان و خانواده‌ی گرامی ام موفق به انجام این تحقیق گردیده‌ام، بر خود لازم می‌دانم از خدمات کلیه‌ی عزیزانی که در این راه مرا یاری نمودند سپاس گذاری نمایم:

از جناب آقای دکتر مهدی یزدی که نه تنها به عنوان استاد بلکه چون پدری دلسوز و مهریان در پیشبرد بهتر این تحقیق مرا یاری نمودند کمال تشکر را دارم.

از جناب آقای دکتر محمود حسینی نژاد به دلیل مشاوره و راهنمایی‌های ارزنده شان قدردانی می‌نمایم. از جناب آقایان دکتر صیرفیان و دکتر ناصحی که زحمت ارزیابی و داوری این تحقیق را بر عهده داشتند نهایت سپاس گذاری را دارم.

از دوستان عزیزم خانم‌ها: مهندس سمانه رحمتی، الله عزیزی، مریم نورالدینی، محبوبه طباطبایی که در مطالعات صحراوی و آزمایشگاهی و به ویژه در تدوین پایان نامه مرا یاری نمودند منون و سپاس گذارم، از آقای دکتر علی بهرامی به دلیل مساعدت‌های فراوان در زمینه نمونه برداری‌های صحراوی متشرکم.

از مدیر گرامی، کلیه‌ی اساتید و کارکنان محترم گروه زمین‌شناسی به ویژه خانم‌ها شاهپیری و ساكتی که در انجام این تحقیق از هیچ کمکی دریغ ننمودند قدردانی مینمایم.

از همکاری و مشاوره‌ی اساتید محترم آقایان پروفسور گینتر از کشور لهستان در نام گذاری بقایای ماهی‌ها، خانم دکتر کارین راندون از فرانسه و پروفسور گری وبستر از آمریکا در نام گذاری کنودونت‌ها کمال تشکر را دارم.

از همسر عزیزم جناب آقای مهندس محمدرضا آقاداویدیان که با طمأنیه و صبر فراوان در انجام مراحل مختلف این تحقیق و به ویژه در تهییه‌ی عکس‌های SEM مرا یاری نمودند تشکر می‌نمایم.

در نهایت گرمترین سپاس‌های خود را نثار بزرگوارانی می‌نمایم که در فراز و فرود‌های زندگی همواره هدایت گر من بوده و آرزویی جز سعادت و سرblندی برای این حقیر نداشته‌اند. خداوند یار و یاور پدر و مادر عزیزم باشد.

سمانه آقبابایان

اردیبهشت ۸۸

تقدیم به:

اقیانوس های خوبی و ایثار، پدر و مادرم

مهربان همسرم و

خواهر و برادرم

چکیده

به منظور بررسی و مطالعه زیست چینه نگاری نهشته های دونین پسین - کربنیفر پیشین در البرز، برش شهمیرزاد واقع در شمال سمنان انتخاب گردیده است. این برش از لحاظ تقسیمات ساختاری در زون البرز مرکزی و در دامنه‌ی جنوبی آن واقع می‌باشد. در این برش رسوبات کربنیفر پیشین متنسب به سازند مبارک با پیوستگی رسوبی رسوبات دونین پسین متنسب به سازند جیروود را پوشانده و خود با ناپیوستگی توسط سازند الیکا به سن تریاس پوشیده می‌شود. ضخامت نهشته‌های مبارک به سن کربنیفر پیشین در این برش ۲۷۸ متر بوده که به ۷ واحد تقسیم گردیده است: واحد A: آهک خاکستری تیره متوسط تا ضخیم لایه حاوی بقایای ماهی، کنودونت و قطعات کربنیئید. واحد B: آهک ماسه‌ای خاکستری متوسط لایه حاوی برآکیوپد و کربنیئید. واحد C: شیل‌های ورقه‌ای خاکستری تا سیاه و مارن تیره حاوی تریلوپیت و کربنیئید. واحد D: آهک خاکستری تیره و متوسط لایه حاوی اکینودم و برآکیوپد. واحد E: آهک مارلی با میان لایه‌های رسی و دولومیتی حاوی برآکیوپد و اکینودرم. واحد F: آهک خاکستری تیره تا روشن حاوی کربنیئید و مرجان‌های منفرد. واحد G: بتاوب آهک مارنی و آهک با میان لایه‌های نازک رسی حاوی بلوفون و مرجان‌های منفرد. از میان ۷ واحد مذبور، دو واحد D, A, حاوی عناصر کنودونتی می‌باشند. واحد A حاوی تعداد کمی از عناصر کنودونتی از قبیل:

Polygnathus inornatus, Polygnathus communis communis, Polygnathus longipositicus, Spathognathodus cf. robustus, Clydagnathus cavusformis, and Bispathodus aculeatus aculeatus

بوده است. مجموعه‌ی کنودونتی به دست آمده بیان گر زون تجمعی zone می‌باشد. واحد D نیز شامل تعداد کمی از عناصر کنودونتی از قبیل:

Polygnathus inornatus, Polygnathus communis communis, Gnathodus cuneiformis, Bispathodus stabilis, Pseudopolygnathus multistriatus

بوده است. مجموعه‌ی کنودونتی به دست آمده نیز زون تجمعی *Anchoralis latus Zone & Isosticha Zone* را می‌رساند. در این بررسی به علت نبود ناپیوستگی ما بین رسوبات دونین و کربنیفر و در مقایسه با مطالعات قبلی که مرز دونین و کربنیفر را در قاعده‌ی افق کلیدی شیلی مارنی (واحد C) قرار داده بودند، نمونه برداری از ما قبل از قاعده‌ی این

افق صورت پذیرفت که مشخص گردید رسوبات بخش‌های زیرین (واحدهای A, B) نیز به کربنیفر پیشین متعلقند.

قاعده‌ی مقطع بر مبنای موقعیت چینه شناسی و انطباق با سایر نواحی دارای سنی معادل Z Older than *Sulcata Z* می‌باشد (Late Devonian). واحدهای E, F, G بر مبنای بازوپایان به جوان تر از تورنژین (ویزئن) تعلق دارند و دارای سنی معادل Younger than *Isosticha Zone* to *Anchoralis latus Zone* می‌باشند. از بازوپایان شناسایی شده در منطقه که به کربنیفر پیشین تعلق دارند می‌توان به انواع زیر اشاره داشت:

Aulacella sp., *Delpinea comoides*, *Lamellosathyris lamellose*, *Leptagonia* sp., *Leptagonia analoga*, *Marginatia vaughani*, *Rhipidomella* sp., *Schelwinella* sp., *Spirifer* sp., *Syringothyris* sp., *Tolmatochhoffia robusta*, *Tomiproductus* sp.

نمونه های یافته شده متعلق به کربنیفر پیشین (بورنرین- ویزئن) هستند که از بین این نمونه ها حضور گونه های *Spirifer striatus*, *Rhipidomella* sp., *Schelwinella* sp. اشاره به سن ویزئن برای رسوبات در بر گیرنده دارد که در بخش های بالایی برش مورد مطالعه یافت شده است. از واحد C که یک افق شیلی مارنی است و دارای تریلوپیت هایی از قبیل: *Philipsia* sp., *Drevermannia habitus* و کربنوئید هایی از قبیل: *Paracosmetocrinus mobarakensis*, *Taxocrinid* indeterminate می باشد.

رسوبات متعلق به کربنیفر پسین و پرمین در برش مورد مطالعه به دلیل عملکرد فاز البرزین چهار نبود است. مرز بین رسوبات کربنیفر پیشین و تریاس افق بوکسیتی - لاتریتی موجود است.

کلمات کلیدی: برآکیوپد، تریلوپیت، دونین پسین، شهمیرزاد، فاز البرزین، کربنیفر پیشین، کنودونت.

فهرست مطالب

صفحه	عنوان
	فصل اول: کلیات و روش تحقیق
۱	۱-۱- مقدمه
۱	۱-۲- اهداف پژوهش
۲	۱-۳- روش کار
۲	۱-۳-۱- مطالعات صحراوی
۳	۱-۳-۲- مطالعات آزمایشگاهی
۳	۱-۴- موقعیت جغرافیایی و راه های دست یابی به منطقه‌ی مورد مطالعه
۶	۱-۵- زمین شناسی منطقه‌ی شهریزد
۹	۱-۶- پیشینه‌ی مطالعاتی
۹	۱-۶-۱- پیشینه‌ی مطالعاتی در دونین پسین و کربنیفر پیشین البرز
۱۱	۱-۶-۲- پیشینه‌ی مطالعاتی در منطقه‌ی مورد مطالعه
۱۲	۱-۷- موقعیت زمین شناسی و زمین ساخت البرز
۱۴	۱-۸- تکامل تدریجی کمریند البرز
۱۶	۱-۹- وسعت و حدود رشته کوههای البرز
	فصل دوم: پالئوزوئیک در البرز
۱۸	۲-۱- مقدمه
۱۹	۲-۲- تکامل رسوی تکتونیکی ایران در پالئوزوئیک
۲۱	۲-۳- فاز های کوهزایی در زمان پالئوزوئیک
۲۱	۲-۳-۱- حرکات پالئوزوئیک آغازین(کالدونین-۴۵۰-۳۹۰-میلیون سال قبل)
۲۱	۲-۳-۲- حرکات پالئوزوئیک بالایی(هرسی نین-۲۷۵-۳۲۷-میلیون سال قبل)
۲۲	۲-۴- سیستم های پالئوزوئیک بالایی
۲۲	۲-۴-۱- دونین
۲۵	۲-۴-۲- کربنیفر
۳۱	۲-۵- حادث جهانی پالئوزوئیک بالایی
۳۲	۲-۵-۱- حادثه‌ی مرز Fr/Fa
۳۳	۲-۵-۲- حادثه‌ی پایان دونین

عنوان	صفحه
۳-۵-۲- حوادث جهانی کربنیفر.....	۳۴
۴-۵-۲- حوادث تورنوزین میانی.....	۳۵
۵-۵-۲- حوادث کربنیفر میانی.....	۳۵
۶-۲- دونین و کربنیفر در البرز.....	۳۸
۷-۲- سازند های دونین پسین در البرز.....	۴۰
۱-۷-۲- معرفی سازند جیرود در البرز مرکزی.....	۴۱
۲- سازند های کربنیفر در البرز.....	۴۲
۱-۸-۲- معرفی سازند مبارک در البرز مرکزی(دامنه‌ی جنوبی).....	۴۳
فصل سوم: سنگ چینه نگاری	
۱-۳- پراکندگی و گسترش نهشته های دونین - کربنیفر در نقاط مختلف ایران.....	۴۶
۲-۳- سنگ چینه نگاری نهشته های پالئوزوئیک بالایی در برش شهرمیرزاد.....	۵۰
۳-۳- مرز های پایینی و بالایی مقطع مورد مطالعه.....	۶۰
۴-۳- مرز پایینی برش مورد مطالعه در نواحی مختلف البرز.....	۶۱
فصل چهارم: زیست چینه نگاری	
۱-۴- مقدمه.....	۶۵
۲-۴- معرفی کنودونت.....	۶۶
۱-۲-۴- ساختمان عناصر کنودونتی.....	۶۷
۲-۲-۴- چگونگی رشد عناصر کنودونتی.....	۶۸
۳-۲-۴- بدن جانور کنودونت.....	۶۹
۴-۲-۴- محدوده‌ی زمانی زندگی کنودونت ها.....	۷۰
۵-۲-۴- اندیس تغییر رنگ کنودونت ها.....	۷۱
۶-۲-۴- اندیس تغییر رنگ کنودونت ها در مقطع مورد مطالعه.....	۷۲
۷-۲-۴- بیواستراتیگرافی کنودونت ها در برش مورد مطالعه.....	۷۲
۳-۴- تریلوپیت.....	۷۵
۴-۴- بازوپایان.....	۷۶
۱-۴-۴- شکل شناسی بازوپایان.....	۷۶
۲-۴-۴- قسمت های مختلف صدف در بازوپایان.....	۷۸
۳-۴-۴- رده بندی بازوپایان.....	۷۹

صفحه	عنوان
۷۹	۴-۴-۴- بازوپایان در کربنیفر
۸۰	۴-۴-۵- بازوپایان در مقطع مورد مطالعه
	فصل پنجم: نتایج و پیشنهادات
۸۱	۱-۵- نتایج
۸۴	۲-۵- پیشنهادات
۸۶	اطلس میکروفسیل و ماکروفسیل
۱۰۰	سیستماتیک پالئونتولوژی
۱۱۰	منابع و مأخذ

فهرست شکل ها

صفحه	عنوان
۴	شکل ۱-۱- واحد های ساختمانی ایران و موقعیت منطقه‌ی مورد مطالعه.
۵	شکل ۲-۱- راه های دستیابی به منطقه‌ی مورد مطالعه.....
۵	شکل ۳-۱- تصویر ماهواره‌ای از برش مورد مطالعه.....
۷	شکل ۴-۱- موقعیت زون شهمیرزاد.....
۸	شکل ۵-۱- نقشه‌ی زمین شناسی برش مورد مطالعه.....
۱۳	شکل ۶-۱- موقعیت کوه های البرز.....
۲۴	شکل ۱-۲- تقسیمات دوره‌ی دونین.....
۲۵	شکل ۲-۲- جغرافیای دیرینه در پایان دونین.....
۲۶	شکل ۲-۳- تقسیمات دوره‌ی کربنیفر.....
۲۷	شکل ۲-۴- جغرافیای دیرینه در کربنیفر آغازین.....
۲۸	شکل ۲-۵- جغرافیای دیرینه در کربنیفر پایانی.....
۲۸	شکل ۶-۲- موقعیت کمربند های آب و هوایی در کربنیفر آغازین.....
۲۹	شکل ۷-۲- موقعیت کمربند های آب و هوایی در اوخر کربنیفر آغازین.....
۳۰	شکل ۸-۲- موقعیت کمربند های آب و هوایی در کربنیفر بالایی.....
۳۰	شکل ۹-۲- موقعیت کمربند های آب و هوایی در کربنیفر بالایی.....
۳۱	شکل ۱۰-۲- انقراضات صورت گرفته در طول زمان زمین شناسی.....
۳۲	شکل ۱۱-۲- حادثه‌ی Kellwasser.....
۳۴	شکل ۱۲-۲- حادثه‌ی هنگنبرگ.....
۳۷	شکل ۱۳-۲- بررسی حوادث دونین و کربنیفر.....
۳۸	شکل ۱۴-۲- نقشه‌ی پالئوجغرافیایی دونین میانی در البرز مرکزی و شرقی.....
۳۹	شکل ۱۵-۲- نقشه‌ی پالئوجغرافیایی کربنیفر بالایی در البرز مرکزی و شرقی.....
۴۵	شکل ۱۶-۲- گسترش رسوبات کربنیفر در نواحی مختلف البرز.....
۵۵	شکل ۱-۳- ستون چینه نگاری سنگی نهشته های دونین بالایی- کربنیفر زیرین در برش شهمیرزاد.....
۵۶	شکل ۲-۳- منظره‌ی عمومی توالی متعلق به کربنیفر در برش شهمیرزاد.....
۵۶	شکل ۳-۳- افق مارنی سرشار از قطعات کرینوئید، برآکیوپد و تریلوبیت فیلیپسیا(واحد C).....
۵۷	شکل ۴-۳- آهک بلرون دار واحد G.....
۵۷	شکل ۵-۳- نمایی از مرجان و گاستروپد سیلیسی شده واحد F.....

عنوان

صفحه

شکل ۳-۶- آهک حاوی اثر زئوفیکوس.....	۵۸
شکل ۳-۷- نمونه ای از مرجان های توده ای سیلیسی شده موجود در واحد G.....	۵۸
شکل ۳-۸- نمایی از واحدهای F و G.....	۵۹
شکل ۳-۹- نمایی از افق بوکسیتی در راس برش مورد مطالعه.....	۵۹
شکل ۳-۱۰- مقایسه ای مرز پایینی برش مورد مطالعه با نواحی هم جوار.....	۶۴
شکل ۴-۱- اشکال مختلف عناصر کنودونتی.....	۶۸
شکل ۴-۲- توزیع زیست رخساره ای کنودونت های دونین بالای - کربنیفر پیشین.....	۷۰
شکل ۴-۳- پراکندگی کنودونت ها در برش مورد مطالعه.....	۷۴
شکل ۴-۴- محدوده ای زندگی بازوپایان.....	۷۶
شکل ۴-۵- بخش های نرم یک بازوپایا.....	۷۷
شکل ۴-۶- نمایش بخش های مختلف خارجی صدف بازوپایا.....	۷۸
شکل ۴-۷- نمای داخلی کفه ای برآکیال و پدیکل.....	۷۸

فهرست جدول ها

عنوان	صفحه
جدول ۳-۱- ویژگی واحد های سنگی تفکیک شده در برش مورد مطالعه	۵۱

فصل اول: کلیات و روش تحقیق

۱-۱- مقدمه

در این فصل به کلیاتی در مورد تحقیق صورت گرفته در منطقه‌ی شهریزاد سمنان پرداخته شده و به موقعیت جغرافیایی و زمین‌شناسی منطقه و همچنین پیشینه‌ی مطالعاتی صورت پذیرفته در بررس مورد مطالعه و کمربندی اشاره می‌گردد.

۱-۲- اهداف پژوهش

- بررسی دقیق بررس مورد مطالعه از دیدگاه بیواستراتیکرافی.
- شناسایی و تشخیص تجمعات فسیلی جهت تعیین سن لایه‌های در بر گیرنده.
- تعیین بیوزون‌های جهانی بر مبنای میکروفسیل‌های به دست آمده در منطقه‌ی مورد مطالعه.
- ترسیم ستون سنگ چینه نگاری و زیست چینه نگاری در بررس مورد مطالعه.
- مقایسه‌ی ستون چینه شناسی بررس مورد مطالعه و سایر نقاط مشابه در سایر نقاط ایران.
- بررسی افق‌های کلیدی موجود در مقطع مورد مطالعه و مقایسه و انطباق آن با افق‌های مشابه در نقاط مختلف.

۱-۳-۱- روش کار

۱-۳-۱- مطالعات صحرایی

پس از انتخاب منطقه‌ی مورد مطالعه، اولین بازدید مقدماتی در تاریخ ۱۳/۱۲/۸۵ انجام پذیرفت. در ابتدا به منظور برداشت‌های صحرایی و جمع آوری نمونه‌ها و سایلی مانند چکش، پتک، کمپاس، دوربین عکاسی، نقشه‌های زمین شناسی و توپوگرافی مربوطه، عکس هوایی، متر، کیسه نمونه برداری، کاغذ روزنامه و ... فراهم گردید. سپس بهترین و کامل‌ترین مقطع که حداقل پوشیدگی و حداکثر ضخامت لایه‌ها را داشت انتخاب گردید و به ترتیب مراحل زیر انجام داده شد:

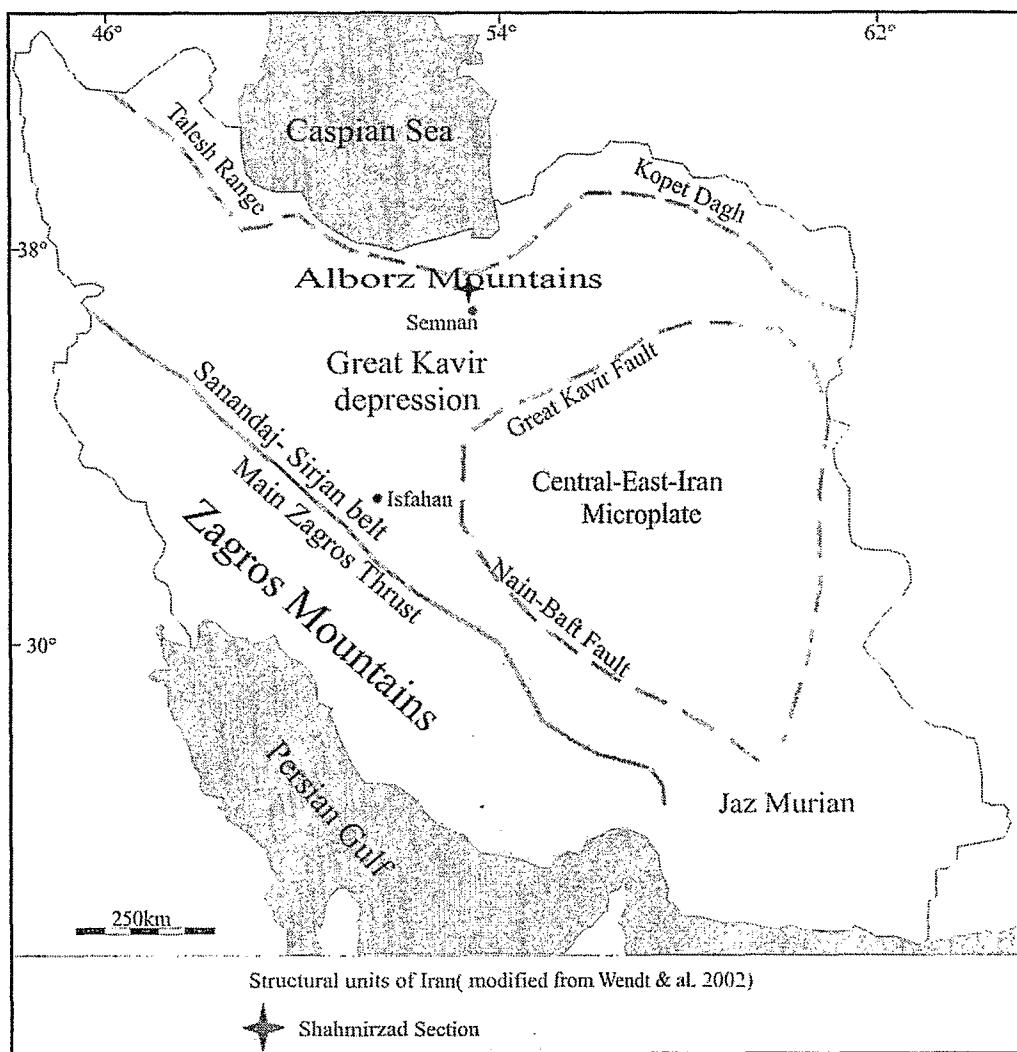
- متر کشی از قاعده‌ی مقطع به سمت بالا و نمونه برداری از لایه‌های مختلف و در جهت عمود بر امتداد لایه‌ها، در فواصل ۲ متری برای تهیه‌ی مقاطع نازک میکروسکوپی و در فواصل ۲ الی ۵ متری جهت مطالعه‌ی میکروفیل‌ها به روش ایزوله.
- نمونه برداری جهت اسید شویی و گرفتن کنودونت به وزن ۴ الی ۵ کیلو گرم.
- شماره گذاری لایه‌ها و سپس شماره گذاری نمونه برداشت شده و ذکر متراث برداشت شده از قاعده.
- جهت تهیه‌ی مقاطع نازک، نمونه برداری از خود لایه و حتی المقدور از سطح تازه و غیر هوازده و سنگ‌های بدون درزه و شکستگی انجام گردید.
- به منظور حفظ نمونه‌ها، آنها را در کاغذ روزنامه پیچیده و با ثبت شماره نمونه و متراث، درون کیسه‌ی پلاستیکی بسته بندی گردید.
- اندازه گیری و ثبت امتداد، شب، ضخامت، رنگ، سطح تماس تدریجی یا شارپ، گسترش جانبی طبقات و ساختمان‌های رسوبی موجود در لایه‌ها.
- ثبت مختصات جغرافیایی و ارتفاع قاعده و تاپ مقطع مورد مطالعه.
- یادداشت‌های صحرایی مشتمل بر نوع سنگ‌شناسی، فیل‌های موجود، ساختارهای رسوبی، درزه‌ها، گسل‌ها، رنگ‌ها و سایر پدیده‌های دیگر قابل مشاهده در صحرای.
- عکسبرداری از مقطع مورد مطالعه، پدیده‌های ساختمانی و زمین شناسی و لایه‌های دارای لیتوژئی شاخص.

۱-۳-۲- مطالعات آزمایشگاهی

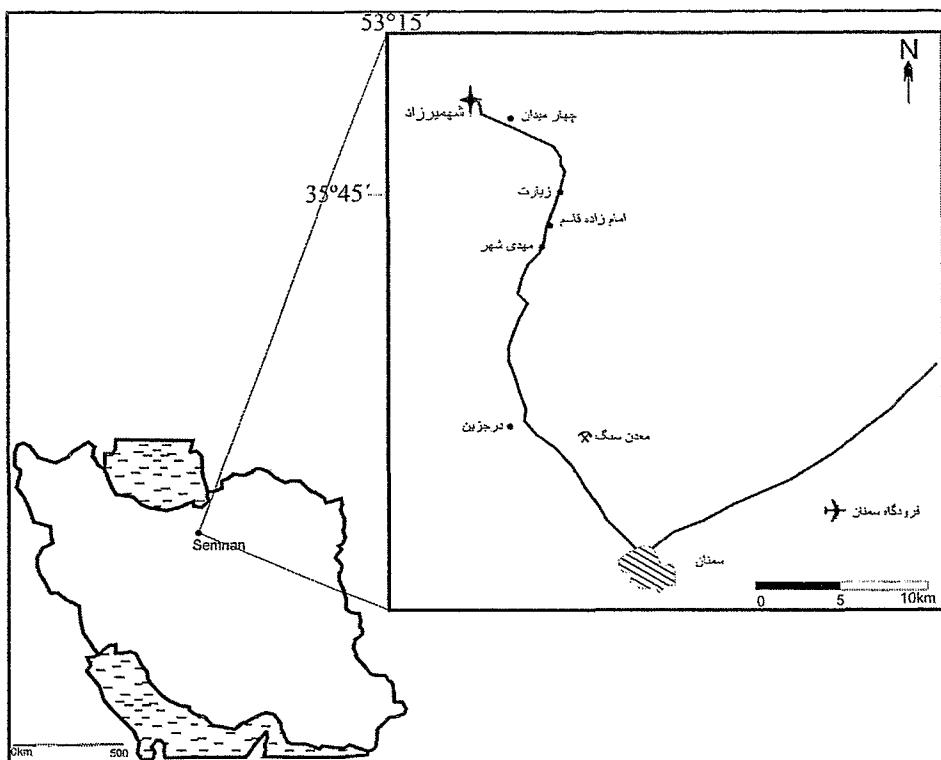
عناصر کنودونتی در سنگ های کربناته مثل آهک و دولومیت متغیر کرند. معمولاً در حدود ۳ کیلو گرم از این سنگ ها برای مطالعه و فراهم آوردن کنودونت ها کافی می باشد. ماتریکس سنگ های کربناته به راحتی توسط اسید های ضعیف حل می گردد در حالی که این اسید ها هیچ گونه اثری بر روی عناصر فسفاته ندارند. به همین منظور می توان برای مطالعه ای عناصر کنودونتی و جداسازی آنها از سنگ های در بر گیرنده از اسید استیک HCOOCH_3 استفاده نمود. به منظور افزایش سطح واکنش باید نمونه ها را توسط چکش به تکه های در حد ۱ الی ۲ سانتی متر خرد نمود. نمونه های خرد شده را در ظروف پلاستیکی قرار داده و ۲ لیتر اسید استیک با خلوص ۹۹٪، ۲ لیتر آب و ۱ لیتر بافر (اسید های باقی مانده) بر روی آن میریزیم. ظروف را در فضای مناسبی و به مدت ۷ روز قرار می دهیم تا اسید استیک با کربنات های سنگ واکنش داده و فسیل ها جدا گردد. در این مدت در صورت مشاهده ای بلور بر سطح محلول، به ظرف مقداری آب اضافه می نماییم. پس از آن اضافه های محلول را دور ریخته و موادی که در کف ظرف نه نشین شده اند را بر روی الک میریزیم و نمونه های خرد شده را نیز در روی الک با آب شستشو می دهیم. پس از آن مواد موجود بر روی هر الک و رسوب موجود در سینی کف را به ظروف پلاستیکی منتقل می کنیم و آن را در مکان مناسبی قرار داده تا کاملاً خشک گردد. بقیه نمونه های خرد شده را نیز پس از خشک شدن با یگانی می نماییم تا در صورت نیاز دوباره شستشو داده شود. مواد و رسوبات خشک شده را در سینی های سل و در زیر میکروسکوپ با نور انعکاسی مطالعه می کنیم. با مشاهده ای عناصر کنودونتی آنها را با قلم موی ۰۰۰ جدا کرده و به جعبه های محفظه دار به نام Cell انتقال می دهیم. برای مطالعه ای کنودونت ها علاوه بر روش ذکر شده میتوان از تکنیک های ماورای صوت و یا مایعات سنگین نیز استفاده نمود. ماکرو فسیل های جمع آوری شده را نیز به روش بایو متری و تعیین ابعاد مختلف فسیلی مطالعه می نماییم.

۱-۴- موقعیت جغرافیایی و راه های دست یابی به منطقه ای مورد مطالعه

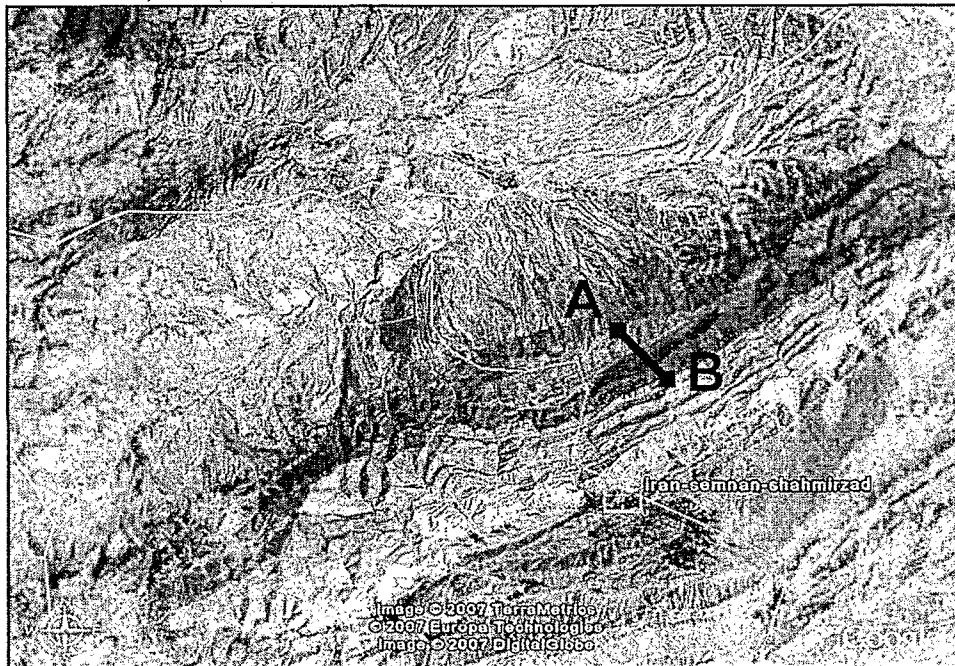
برش مورد مطالعه با مختصات جغرافیایی "۱۶° ۵۸' ۳۵" طول شرقی و "۱۸° ۵۳" عرض شمالی در شمال شهر سمنان (حدود ۴ کیلومتری شمال شهرمیرزاد) قرار دارد. این برش از لحاظ تقسیمات ساختاری در زون البرز مرکزی واقع می باشد(شکل ۱-۱). منطقه ای مزبور از دیدگاه آب و هوایی، دارای شرایط معتدل کوهستانی بوده و زمستان های سرد و تابستان های خنک را داراست. میانگین دمای سالیانه در این مکان حدود ۱۲ درجه ای سانتی گراد است. دسترسی به منطقه ای مورد مطالعه از طریق جاده ای چاشم به ورسک مازندران و هم چنین از طریق جاده ای شهرمیرزاد- چاشم امکان پذیر می باشد(شکل ۱-۲ و شکل ۱-۳).



شکل ۱: واحد های ساختمانی ایران و موقعیت منطقه‌ی مورد مطالعه (Wendt et al. 2002).



شکل ۱-۲: راه دسترسی به منطقه‌ی مورد مطالعه.



شکل ۱-۳: تصویر ماهواره‌ای از برش مورد مطالعه (Google Image, 2008).

۱-۵- زمین شناسی منطقه‌ی شهرمیرزاد

منطقه‌ی مورد مطالعه با نام شهرمیرزاد متعلق به البرز مرکزی، در زون شهرمیرزاد (شکل ۱-۴) واقع بوده که زون مزبور در میان گسل‌های بشم و انزاب جای دارد، به سوی غرب نزدیک به منطقه‌ی بشم در محلی به نام گور سفید، آنجا که کنگلومرای آغازین ترسیر (سازند فاجان) گسترش دارد به پایان می‌رسد. به سوی مشرق می‌توان آن را از میلا کوه تا شاهروд پی‌گرفت و در بیشتر این قسمت مرز جنوبی آن گسل سمنان است. در بخش‌هایی از این زون نشانه‌های نیرومند تر رخداد کالدونی را می‌توان باز شناخت. کهن پشته‌ی اژگو که پیامد این رخداد بیان گرفته تا زمان پیش روی دریای دونین پسین-کربنیفر پیشین از آب بیرون بوده است. دگر شبیی در پایه‌ی سازند جیروود تا سی درجه می‌باشد که هر چه از پشته دور تر می‌شویم کم اهمیت تر شده و سرانجام به حالت هم شبیی در می‌آید.

شمال این زون در گستره‌ی خود در بر گیرنده‌ی پهلوی جنوبی یک تاقدیس بزرگ و سراسری است که پهلوی شمالی آن با گسل بشم بریده شده است. در میانه‌ی زون شهرمیرزاد، ناویدیس باریک دره آهو وجود دارد که به تاقدیس لاو دار می‌پیوندد. در جنوب این زون سنگ‌های کرتاسه بالا گسترش زیادی دارند در حالی که سنگ‌های کرتاسه زیرین در شهرمیرزاد تشکیل نشده است.