

**بِسْمِ اللَّهِ الرَّحْمَنِ الرَّحِيمِ**



دانشکده علوم

### گروه زمین شناسی

پایان نامه تحصیلی برای دریافت درجه کارشناسی ارشد رشته زمین شناسی گرایش  
چینه و فسیل

---

سیستماتیک و پالئواکولوژی خارداران میوسن در مناطق ساردوئیه و  
سیرجان (استان کرمان)

---

مؤلف:

وجیله ستایی مختاری

استاد راهنمای:

دکتر محمد رضا وزیری

استاد مشاور:

دکتر احمد لطف آباد عرب

آبان ۱۳۹۲



دانشگاه شهید بهشتی کرمان

این پایان نامه به عنوان یکی از شرایط احراز درجه کارشناسی ارشد به

گروه زمین شناسی

دانشکده علوم

دانشگاه شهید بهشتی کرمان

تسایم شده است و هیچگونه مدرکی به عنوان فراغت از تحصیل دوره مذبور شناخته نمی شود.

وجیهه ستایی مختاری

دانشجو :

دکتر محمد رضا وزیری

استاد راهنمای:

دکتر احمد لطف آباد عرب

استاد مشاور:

دکتر اعظم ماهانی پور

داور ۱

دکتر محمد جواد حسni

داور ۲ :

نماینده تحصیلات تکمیلی :

معاون آموزشی و پژوهشی دانشکده:

حق چاپ محفوظ و مخصوص به دانشگاه شهید بهشتی کرمان است.

## تقدیم به:

این پایان نامه را ضمن تشکر و سپاس بیکران و در کمال افتخار و امتنان تقدیم می نمایم به :

- محضر ارزشمند **خانواده عزیزم** که پس از لطف خداوند، هر آنچه دارم به خاطر وجود این عزیزان است.
- به استادان فرزانه و فرهیخته ای که در راه کسب علم و معرفت مرا یاری نمودند.
- به آنان که در راه کسب دانش راهنمایم بودند.
- به آنان که نفس خیرشان و دعای روح پرورشان بدرقه‌ی راهم بود.

الها به من کمک کن تا بتوانم ادای دین کنم و به خواسته‌ی آنان جامه‌ی عمل پیوشانم.

پروردگارا حسن عاقبت ، سلامت و سعادت را برای آنان مقدر نما.

خدایا توفیق خدمتی سرشار از شور و نشاط و همراه و همسو با علم و دانش و پژوهش جهت رشد و شکوفایی ایران کهنسال عنایت بفرما.

## تشکر و قدردانی:

خدا را که بزرگترین امید و یاورم در لحظه لحظه زندگیست

خدای را که هر چه دارم از اوست

به امید آنکه توفیق یابم جز خدمت به خلق او نکوشم.

بدون شک جایگاه و منزلت معلم، اجل از آن است که در مقام قدردانی از زحمات بی شائبه‌ی او، با زبان قاصر و دست ناتوان، چیزی بنگاریم. اما از آنجایی که تجلیل از معلم، سپاس از انسانی است که هدف و غایت آفرینش را تامین می‌کند و سلامت امانت‌هایی را که به دستش سپرده‌اند، تضمین؛ بر حسب وظیفه و از باب "من لم یشکر المنعم من المخلوقین لم یشکر الله عز و جل" از استاد با کمالات و شایسته، جناب آقای دکتر محمد رضا وزیری که در کمال سعه صدر، با حسن خلق و فروتنی، از هیچ کمکی در این عرصه بر من دریغ ننمودند و زحمت راهنمایی این رساله را بر عهده گرفتند، از استاد صبور و بزرگوارم، جناب آقای دکتر احمد لطف آباد عرب که زحمت مشاوره این رساله را در حالی متقبل شدند که بدون مساعدت ایشان، این پروژه به نتیجه مطلوب نمی‌رسید و از استادان محترم، جناب آقای دکتر محمد جواد حسنی و سرکار خانم دکتر اعظم ماهانی که زحمت داوری این رساله را متقبل شدند؛ کمال تشکر و قدردانی را دارم. همچنین از آقای دکتر Andreas Kroh از دانشگاه وین، اتریش و آقای دکتر Rich Mooi از دانشگاه سانفرانسیسکو، امریکا که در شناسایی نمونه‌ها مرا مساعدت نموده اند کمال سپاسگزاری و تشکر را دارم.

## چکیده

به منظور مطالعه سیستماتیک و پالئاکولوژی خارداران نهشته های میوسن زیرین، دو برش ساردوئیه و سیرجان در شمال غرب جیرفت و جنوب سیرجان انتخاب و نمونه برداری از آنها انجام گردید. لیتوولوژی برش ساردوئیه، اساساً مارنی و آهکی بوده و در برگیرنده مجموعه متنوعی از خاردارن می باشد. لایه های این برش، با ضخامت ۷۵ متر، به صورت هم شیب بر روی رسوبات نئوژن قرار دارند، در حالی که سمت فوقانی رخمنونها محدود به یک سطح فرسایشی می باشد. ضخامت ناحیه سیرجان (برش چاه قلعه) ۸۵ متر و اساساً از ۴ واحد شامل مارن، آهک شیلی، آهک نازک لایه و آهک ضخیم لایه تشکیل شده است. مقطع مورد نظر بر روی توالی از نهشته های پالئوزوئیک قرار داشته، در حالی که در راس آن یک سطح فرسایشی مشاهده می شود. برش های مورد بررسی تنوع بسیار خوبی از ماکروفسیل ها (خارداران، شکم پایان و مرجان ها) و میکروفسیل ها (استراکدها و فرامینیفرها) را به نمایش می گذارند، که حاکی از شرایط مطلوب و مناسب محیطی در زمان ته نشست این لایه هاست. برای اولین بار تعداد ۱۳ گونه از خارداران از مناطق مورد مطالعه گزارش می شوند. تعیین سن این نهشته ها بر اساس ماکروفسیل ها و میکروفسیل ها بوده که سن بوردیگالین را برای هر دو برش تایید می نماید. مجموعه های میکروفسیلی و ماکروفسیلی در این دو برش نشان دهنده محیطی گرم، و کم عمق برای این نهشته ها می باشد.

واژه های کلیدی: سیستماتیک، پالئاکولوژی، میوسن زیرین، خارداران، ساردوئیه، چاه قلعه.

# فهرست مطالب

ز

## فهرست مطالب

### عنوان

### فصل اول: کلیات

۱	-۱- مقدمه
۴	-۱-۱- تاریخچه مطالعات پیشین
۸	-۱-۲- اهداف مطالعه
۸	-۱-۳- خصوصیات زمین شناسی آب و هوایی مناطق مورد مطالعه
۱۱	-۱-۴- ناحیه ساردوئیه
۱۲	-۱-۵-۱- برش چینه شناسی ساردوئیه
۱۴	-۱-۵-۲- ناحیه سیرجان
۱۵	-۱-۵-۳- برش چاه قلعه

### فصل دوم: روش تحقیق

۱۸	-۲-۱- روش کار
۱۸	-۲-۲- جمع آوری منابع و اطلاعات و بررسیهای پیشین
۱۸	-۲-۳- انتخاب بهترین رخنمون
۱۹	-۲-۴- مطالعات صحرایی
۱۹	-۲-۵- جمع آوری نمونه های ماکرو فسیلی
۱۹	-۲-۶- تمیز کردن نمونه های جمع آوری شده
۲۱	-۲-۷- مطالعات رایانه ای

### فصل سوم: الیگو- میوسن در ایران مرکزی

۲۳	-۳-۱- مقدمه
۲۴	-۳-۲- الیگو - میوسن در ایران مرکزی

۲۴	۳-۳- کنگلومرای کرمان
۲۵	۳-۴- سازند قرمز تختانی
۲۵	۳-۵- سازند قم
۲۶	۳-۵-۱- بخش زیرین سازند قم
۲۸	۳-۵-۲- بخش میانی سازند قم
۲۸	۳-۵-۳- بخش فوقانی سازند قم
۲۹	۳-۵-۴- تغییرات رخساره و تنوع زیستی سازند قم
۳۰	۳-۵-۵- تغییرات سنی سازند قم
۳۱	۳-۵-۶- مرز زیرین و بالایی سازند قم
۳۲	۳-۵-۷- توان اقتصادی سازند قم
۳۲	۳-۶- سازند قرمز فوقانی
۳۳	۳-۷- الیگو - میوسن در منطقه کاشان
۳۴	۳-۸- الیگو - میوسن در منطقه کاشان - اردستان
۳۴	۳-۹- الیگو - میوسن در منطقه اصفهان
۳۵	۳-۱۰- الیگو - میوسن در منطقه نظرز
۳۶	۳-۱۱- الیگو - میوسن در منطقه نائین
۳۷	۳-۱۲- الیگو - میوسن در منطقه انارک
۳۸	۳-۱۳- الیگو - میوسن در منطقه سمنان
۳۸	۳-۱۴- الیگو - میوسن در منطقه تبریز
۳۹	۳-۱۵- الیگو - میوسن در منطقه مورده کوه - گرمسار
۴۰	۳-۱۶- الیگو - میوسن در منطقه کرمان
۴۱	۳-۱۶-۱- الیگو - میوسن در منطقه سیرجان
۴۲	۳-۱۶-۲- الیگو - میوسن در منطقه بافت

۳-۱۶-۳-الیگو - میوسن در منطقه سبزواران - حنا.....	۴۳
۴-۳-۱۶-۴-الیگو - میوسن در منطقه ساردوئیه .....	۴۳
<b>فصل چهارم : زمین شناسی عمومی منطقه کرمان و برش-های مورد مطالعه</b>	
۱-۴-۱-کلیات.....	۴۶
۲-۴-۲-خصوصیات زمین شناسی استان کرمان.....	۴۶
۱-۴-۲-۱-پالوزوئیک در کرمان.....	۴۶
۲-۴-۲-۲-مزوزوئیک در کرمان.....	۴۸
۱-۴-۲-۲-۱-تریاس .....	۴۸
۲-۴-۲-۲-۲-ژوراسیک .....	۴۸
۳-۴-۲-۳-کرتاسه .....	۴۹
۳-۴-۲-۳-سنوزوئیک در کرمان.....	۵۱
۴-۴-۴-کلیاتی درباره واحدها و ویژگیهای زمین شناسی منطقه کرمان .....	۵۹
۱-۴-۴-۱-بلوک لوت .....	۵۹
۲-۴-۴-۲-واحد ایران مرکزی .....	۶۰
۳-۴-۴-۳-قسمتهای جنوب و جنوب غربی .....	۶۰
۴-۴-۵-ویژگیهای زمین شناسی مناطق مورد مطالعه .....	۶۰
۱-۴-۵-۱-برش ساردوئیه .....	۶۰
۲-۴-۵-۲-ویژگیهای زمین شناسی .....	۶۰
۳-۴-۵-۳-ستون چینه نگاری برش ساردوئیه .....	۶۲
۴-۴-۵-۴-برش چاه قلعه .....	۶۴
۵-۴-۵-۵-ویژگیهای زمین شناسی .....	۶۴
۶-۴-۵-۶-ستون چینه نگاری برش چاه قلعه .....	۶۶

## فصل پنجم : شکل شناسی خارداران

۶۹	۱-۵- شاخه خارپوستان
۶۹	۱-۱-۱- مقدمه
۷۳	۲-۱-۲- سیستم گردش آب در خارپوستان
۷۵	۲-۱-۳- رده بندی خارپوستان
۷۶	۲-۲- رده خارداران
۷۷	۲-۳- شکل شناسی
۷۹	۴-۵- دستگاه آپیکال
۸۰	۵-۵- سیستم کرونا
۸۰	۵-۶- سیستم پریستوم
۸۲	۷-۵- ساختمان خارها و توبرکولها
۸۴	۸-۵- بخش نرم
۸۵	۹-۵- جهت یابی صدف
۸۶	۱۰-۵- دستگاه جریان آب در خارداران
۸۷	۱۱-۵- صدفهای منظم و نامنظم
۸۹	۱۲-۵- تغییرات ایجاد شده در پوسته خارداران نامنظم
۹۰	۱۳-۵- فانوس و کمربند پریگ ناتیک
۹۱	۱۴-۵- کیسه پرورشی
۹۲	۱۵-۵- بررسی شرایط بوم شناسی دیرینه در خارداران
۹۷	فصل: ششم سیستماتیک

## فصل هفتم : نتایج، بحث و پیشنهادات

۱۲۷	۷-۱- مقدمه
۱۲۷	۷-۲- چینه نگاری زیستی

۱۲۷.....	۷-۲-۱-۱-گروه های میکروفیلی موجود در مناطق
۱۲۷.....	۷-۲-۱-۱-فرامینیفرها در برش چاه قله
۱۲۸.....	۷-۲-۱-۲-فرامینیفرها در برش ساردوئیه
۱۲۸.....	۷-۲-۱-۳-استراکدها در برش ساردوئیه
۱۲۸.....	۷-۳-خارداران در برشهای مورد مطالعه
۱۲۹.....	۷-۴-راستههای شناسایی شده در مناطق مورد مطالعه
۱۳۱.....	۷-۴-۱-راسته اسپاتانگوئیدا
۱۳۲.....	۷-۴-۲-راسته کلیپ آسترودئیدا
۱۳۲.....	۷-۴-۳-راسته سیداروئیدا
۱۳۲.....	۷-۴-۴-راسته کامارودونتا
۱۳۲.....	۷-۵-خانوادهای شناسایی شده در مناطق مورد مطالعه
۱۳۳.....	۷-۵-۱-خانواده <i>Spatangoidae</i>
۱۳۹.....	۷-۵-۲-خانواده <i>Clypeasteroidea</i>
۱۴۲.....	۷-۵-۳-خانواده <i>Brissidae</i>
۱۴۴.....	۷-۵-۴-خانواده <i>Cidaroidae</i>
۱۴۶.....	۷-۵-۵-خانواده <i>Pericosmidae</i>
۱۴۶.....	۷-۵-۶-خانواده <i>Toxopneustidae</i>
۱۴۸.....	۷-۵-۷-خانواده <i>Echinometridae</i>
۱۴۹.....	۷-۶-بحث
۱۵۱.....	۷-۸-گروه های میکروفیلی موجود در مناطق
۱۵۳.....	۷-۹-نتیجه گیری
۱۵۴.....	۷-۱۰-پیشنهادات
۱۵۵.....	تصاویر برشهای چینه شناسی مورد مطالعه

اطلس خارداران

۱۵۸.....

منابع

۱۸۵.....

# **فصل اول**

## **کلیات**

دوران سنوزوئیک<sup>۱</sup> یا دوران نوزیستی که از کلمه کنوس<sup>۲</sup> به معنی جدید و امروزی گرفته شده است در سرزمین ایران نیز همزمان با سایر نقاط دنیا از ۶۵ میلیون سال پیش آغاز شده است. ضخامت رسوبات این دوران را می‌توان در حدود ۳۰ کیلومتر در نظر گرفت. زمان آغاز این دوران پس از رخداد کوهزایی لارامید<sup>۳</sup> می‌باشد، فاز کوهزایی لارامید یکی از تاثیر گذارترین رخدادها بر روی زمین‌شناسی ایران می‌باشد. فراوانی سنگ‌های ماگماتیک در این دوران به حدی است که گاهی از آن به عنوان «دوران ماگماتیسم» ایران یاد شده است (درویش زاده، ۱۳۷۰).

قسمت اعظم کانسارهای مس، سرب، روی و آلومینیوم با منشا آذربین در نتیجه فعالیت همین ماگماتیسم بوجود آمدند (درویش زاده، ۱۳۷۰). کوههای جوان که ارتفاعات امروزی را تشکیل می‌دهند مانند آلپ<sup>۴</sup>، هیمالیا<sup>۵</sup> و راکی<sup>۶</sup> در این دوران شکل گرفتند. به طور کلی دوران سنوزوئیک را عصر تشکیل سلسله جبال آلپ می‌دانند. مراحل مختلف کوهزایی آلپ در این دوران عبارتند از آلپ میانی که شامل دو فاز پیرین<sup>۷</sup> و ساوین<sup>۸</sup> است و آلپین پایانی که شامل پنج فاز کوهزایی آسترین<sup>۹</sup>، اتی کن<sup>۱۰</sup>، رودانین<sup>۱۱</sup>، والاچین<sup>۱۲</sup> و پاسادانی<sup>۱۳</sup> است و وقوع زلزله‌های عهد حاضر یکی از آثار این کوهزایی می‌باشد (درویش زاده، ۱۳۷۰).

گسترش گیاهان نهاندانه و تک لپه ای به صورت مراتع و چمنزارهای وسیع، محلی مناسب برای زیست پستانداران به شمار می‌رفت. در این دوران پستانداران دارای تکامل سریع و پراکندگی وسیع بوده‌اند و اهمیت آن‌ها در چینه شناسی رسوبات قاره ای همانند اهمیت خزندگان برای دوران دوم می‌باشد. به علاوه دوره ترشیر، قسمت اعظم ذخایر نفت و گاز ایران در مناطق دور از فعالیت ماگماتیسم تکوین یافته است (درویش زاده، ۱۳۷۰). دوران سنوزوئیک معمولاً به سه سیستم پالئوژن، نئوژن و کواترنر تقسیم می‌شود. زیر سیستم‌های پالئوسن، ائوسن و الیگوسن را پالئوژن و زیر سیستم‌های میوسن و پلوسن را نئوژن می‌نامند. مرز زیرین این دوران با مژوزوئیک از نظر

<sup>1</sup>: Cenozoic

<sup>2</sup> : Kainous

<sup>3</sup> : Laramin

<sup>4</sup> : Alp

<sup>5</sup> : Himalaya

<sup>6</sup> : Rochies

<sup>7</sup> : Pyreneian

<sup>8</sup> : Savian

<sup>9</sup> : Steyrian

<sup>10</sup> : Attican

<sup>11</sup> : Rhodonian

<sup>12</sup> : Wallachian

<sup>13</sup> : Pasadenian

کوهزایی با فاز لارامید جدا می‌شود و از نظر بیواستراتیگرافی با ناپدید شدن خزندگان بزرگ، رودیست‌ها، بلمنیت‌ها و آمونیت‌ها می‌باشد. حوادث کوهزایی و چین خوردگی‌های کرتاسه باعث شده است که در بخش عمدۀ ای از ایران رسوبات ترشیر بصورت دگر شیب بر روی رسوبات کرتاسه یا قدیمی‌تر قرار بگیرند. در پالتوژن موجودات دریایی عهد حاضر که اغلب گروههایی از موجودات زنده تک سلولی هستند، گسترش و تکامل یافته‌اند. تعداد زیادی از فرامینیفرهای کف زی، لاک پشت‌ها، مارها و دوکفه‌ای‌ها به خوبی توانستند خود را با محیط و آب و هوای پالتوژن تطبیق دهند. پنگوئن‌ها، خوکهای آبی و شیرهای دریایی در این دوره ظهرور یافتند (داستانپور، ۱۳۸۰).

تغییرات آب و هوایی در دوره نتوژن باعث پیدایش گروههای جدید گیاهی در خشکی شد، مثلاً گیاهان علفی مثل کاهو، آفتابگردان که در آب و هوای خشک رشد می‌کنند از اوائل نتوژن گسترش یافتند (داستانپور، ۱۳۸۰).

از مهم ترین واحدهای چینه شناسی این زمان که ذخایر هیدرولکربوری ایران در آن‌ها تکوین یافته است می‌توان سازند آسماری در زاگرس و سازند قم در ایران مرکزی را نام برد (درویش زاده، ۱۳۷۰).

سازند آسماری بصورت رخساره‌های عمدتاً آهکی در پهنه زاگرس وجود دارد که واحدهای آهکی آن به عنوان سنگ مخزن نفت و گاز جنوب و جنوب غرب ایران عمل می‌نماید (درویش زاده، ۱۳۷۰).

سازند قم بعنوان واحد مشخصی از آهک و مارن‌های دریایی سرشار از فسیل بصورت رخساره‌های دریایی در بین سازند قرمز زیرین و بالایی در ایران مرکزی رخنمون دارد. سازند قم در ایران مرکزی گسترش قابل توجهی دارد بطوریکه رخنمون‌های آن از شمال ایران مرکزی (ماکو) تا نقاط جنوبی مانند سیرجان گسترش دارد (شکل ۱-۱). لذا جهت مطالعات بیواستراتیگرافی و پالئاکولوژی، مقاطع مناسبی از این سازند در نواحی چاه قلعه(سیرجان) و ساردوئه(جیرفت) انتخاب و نمونه برداری از آن به عمل آمد.



شکل ۱-۱ پراکندگی رخمنونهای الیگومیوسن در ایران (اقتباس از وزیری، ۱۳۶۶).

#### ۱-۲- تاریخچه مطالعات پیشین

اولین گزارش از سازند قم در ناحیه قم توسط اشتال (Stahl, 1911) ارائه گردید.

مطالعات دقیق‌تر بر روی سازند قم توسط زمین شناسان شرکت نفت ایران (۱۹۵۰)، انجام گرفت که منجر به تهیه نقشه‌های زمین‌شناسی و گزارشاتی در این زمینه گردید.

کو亨 (Kuhen, 1933) با مطالعه لایه‌های مرجان‌دار نهشته‌های الیگو-میوسن، در ناحیه سعید آباد اصفهان سن میوسن زیرین را برای آنها در نظر گرفته است.

گانسر (Gansser, 1955) در چهارمین کنگره جهانی نفت با ارائه گزارشی درباره زمین‌شناسی ایران مرکزی گام موثری در شناخت چینه شناسی ایران مرکزی برداشت.

فورر و سودر (Furrer & soder, 1955) اولین گزارش دقیق راجع به رسوبات دریایی الیگومیوسن در ناحیه قم را ارائه نموده‌اند.

بزرگ نیا (Bozorgnia, 1966)، مطالعه چینه شناسی و بیواستراتیگرافی سازند قم در جنوب کاشان، سن لایه‌های دریایی در این منطقه را الیگومیوسن میانی (روپلین) معرفی نموده است.

سلطان زاده (۱۹۷۸)، رسوب شناسی و تکتونیک منطقه قم را مورد مطالعه قرار داده است.

Zahedi (1351)، با مطالعه مطالعه زمین شناسی ناحیه سه در جنوب کاشان سازند قم را در این منطقه مورد بررسی قرار داده است.

مک کال و همکاران (Mac call et.al,1944)، نهشته‌های الیگومیوسن را در رشته کوه مکران مورد مطالعه قرارداده و بر اساس مرجان‌های یافت شده سن میوسن را برای آنها تعیین نمودند.

شوستر و همکاران (Shster et.all,2002)، با جمع آوری نمونه‌هایی از برخی کشورهای خاورمیانه، از جمله ایران مرجان‌های الیگومیوسن را مورد مطالعه قرار دادند.

نوگل السادات (1352)، زمین شناسی و تکتونیک ناحیه قم را مورد مطالعه قرار داده است.

وحدتی دانشمند (1354)، زمین شناسی و سنگ شناسی ناحیه دخان را مورد مطالعه قرار داده و در این راستا سازند قم در این منطقه نیز اشاراتی داشته است.

بغدادی (1355)، به بررسی سازند قم در غرب ساوه پرداخته و فسیل شناسی منطقه‌ی مورد نظر را تشریح نموده است.

حسن زاده (1375)، به مطالعه زمین شناسی و پترولوژی سنگ‌های آذرین ناحیه قمصر پرداخته اشاره‌ای نیز به وجود سازند قم در در این ناحیه نموده است.

سلطان زاده (1359)، رسوب شناسی و زمین ساخت منطقه قم را مورد مطالعه قرار داده است.

وزیری (1366)، به مطالعه نهشته‌های الیگومیوسن در منطقه کاشان پرداخته و سن لایه‌های دریایی قم را در این منطقه، الیگومیوسن میانی - میوسن زیرین تعیین نموده است.

ثبات قدسی، لاسمی (1367)، به مطالعه بیو استراتیگرافی سازند قم در نواحی آجان و مورده کوه پرداخته و سن میوسن زیرین تا میانی (آکی تانین - بوردیگالین) را برای این نهشته‌ها تعیین نموده است.

شاه ناصری (1369)، به مطالعه بیو استراتیگرافی نهشته‌های مارنی-آهکی سازند قم در ناحیه آب گرم اصفهان پرداخته و سن مقطع مورد بررسی را آکی تانین (میوسن زیرین) تعیین نموده است.

مجد زاده طباطبایی (1370)، به مطالعه بیو استراتیگرافی نهشته‌های سازند قم در ناحیه قهروند (جنوب کاشان) و دو برادر پرداخت و رخمنون‌های این نواحی را هم ارز بخش‌های بالایی سازند قم دانسته است.

فاریابی(۱۳۷۲)، رسوبات قم را در مناطق ساردوئیه و سبزواران (جنوب کرمان) مورد بررسی قرارداده و این رسوبات را معادل بخش های b و c سازند قم در مقطع تیپ معرفی نموده است.

عباسی(۱۳۷۴)، به مطالعه سازند قم در نعمت آباد اصفهان پرداخته و با توجه به فسیلهای یافت شده لایه‌های فوق را متعلق به قسمت‌های عمیق دریا دانسته است.

کشاورزی(۱۳۷۶)، بر اساس خانواده‌های آلتو لینیده و لیپیدو سیکلینیده به بررسی بایوزوناسیون سازند قم پرداخته و بر این اساس<sup>۶</sup> بایوزون را معرفی نموده است.

رئیسی(۱۳۷۷)، بررسی رخساره‌ها و تعیین محیط رسوی سازند آسماری در فروافتادگی دزفول، واقع در جنوب غرب ایران پرداخته و بر این اساس<sup>۱۳</sup> رخساره از رخساره‌های رسوی را در منطقه مشخص نموده است.

انوری، لاسمی(۱۳۷۷)، به بررسی رخساره‌های رسوی و چینه شناسی سازند قم در منطقه شرق سمنان پرداخته و بر این اساس<sup>۴</sup> کمربند رخساره‌ای تعیین نموده‌اند.

لامسی، ثبات قدوسی(۱۳۷۷)، بیو استراتیگرافی سازند قم در نواحی غرب دریاچه ارومیه و جزیره کبودان را مورد مطالعه قرار داده و سن این نهشته‌ها را (آکی تانین-بوردیگالین) تعیین نموده‌اند.

کریمی مصدق(۱۳۷۹)، با توجه به مطالعات انجام شده در مناطق ساوه و قم سن نهشته‌های سازند قم در این نواحی را می‌سون زیرین تا میانی (آکی تانین-بوردیگالین) معرفی نموده است.

جعفریان، اعتصام‌پور و بگی(۱۳۸۰)، به بررسی مرز الیگومیوسن در ناحیه سمیرم پرداخته و بخش پایینی سازند آسماری را مربوط به آشکوب‌های روپلین-شاتلین و قسمت بالایی آن را متعلق به آشکوب‌های آکی تانین-بوردیگالین تشخیص داده‌اند.

بختیاری، دانشیان (۱۳۸۱)، نهشته‌های سازند قم را در شمال غرب ساوه مورد مطالعه قرارداده‌اند و مقاطع مورد مطالعه را متعلق به اوخر آکی تانین تا بوردیگالین دانسته‌اند.

دانشیان، رضیعی(۱۳۸۲)، به مطالعه و بررسی فرامینیفرهای سازند قم در جنوب غرب کاشان پرداخته و سن طبقات مورد مطالعه را الیگومیوسن میانی (روپلین) تعیین نموده‌اند.

دانشیان، رمضانی دانا (۱۳۸۲)، به بررسی و مطالعه‌ی سازند قم در شمال شرق گرمسار پرداخته و سن برش مورد بررسی را آکی تانین-بوردیگالین تعیین نموده‌اند.

حسینی پور(۱۳۸۳)، بیو استراتیگرافی و پالئوکولوژی نهشته‌های الیگومیوسن در شمال و شمال شرق سیرجان را مورد مطالعه قرار داد و سن لایه‌های مذکور را الیگومیوسن میانی (روپلین) تا میوسن زیرین (بوردیگالین) تعیین نموده است.

ترابی(۱۳۸۳)، پالئوکولوژی و پالئوبیوژئوگرافی الیگوسن بالایی - میوسن زیرین غرب اردستان را براساس فون‌های مرجانی مورد مطالعه قرارداده است.

لامسی(۱۳۸۳)، رخساره‌ها و محیط‌های رسوبی سنگ‌های کربناته سازند قم را در شرق نظر نظر مورد مطالعه قرار داده است.

دانشیان(۱۳۸۳)، فرامینیفرهای بنتیک سازند قم را مورد مطالعه قرار داده است.

حسنی (۱۳۸۵)، بیواستراتیگرافی و پالئوکولوژی نهشته‌های مربوط به الیگومیوسن را در نواحی سیرجان مورد بررسی و مطالعه قرار داده است.

دریسی(۱۳۸۷)، بیواستراتیگرافی و پالئوکولوژی استراکدهای الیگو - میوسن را در نواحی جنوب و جنوب شرق سیرجان مورد مطالعه قرار داده است.

محمدی(۱۳۸۸)، زیست چینه نگاری و محیط رسوب سازند قم در نواحی جنوب غرب کاشان را مورد مطالعه قرار داده است.

عظمیان(۱۳۸۹)، سیستماتیک و پالئوکولوژی استراکدهای میوسن در جنوب و جنوب غرب کرمان را مورد مطالعه قرار داده است.

محسن بیگی(۱۳۹۰)، سیستماتیک و پالئوکولوژی استراکدهای میوسن در ناحیه ساردوئیه کرمان را مورد مطالعه قرار داده است.

حسنی(۱۳۹۱)، بیواستراتیگرافی، پالئوکولوژی و کمو استراتیگرافی نهشته‌های سازند قم در استان کرمان را مورد مطالعه قرار داده است.

حسینی پور(۱۳۹۱)، چینه نگاری زیستی، رخساره‌های میکروسکوپی و چینه نگاری شیمیایی سازندهای جهرم، آسماری و میشان در نواحی جنوب شرق حاجی آباد در شمال بندر عباس را مورد مطالعه قرار داده است.