





عنوان

پالینواستراتیگرافی و پالینوفاسیس سازند سرچشمہ در برش انجیر بالاغ
(شمال شرق مشهد)

ارائه شده جهت اخذ درجه کارشناسی ارشد (M.Sc)
گرایش چینه شناسی و فسیل شناسی

استاد راهنما
دکتر علیرضا عاشوری

اساتید مشاور
دکتر ابراهیم قاسمی نژاد و دکتر محمد وحیدی نیا

نگارنده
الهام داوطلب زرقی

تَعْدِيمُهُ

ساحت تابناک مهدی موعود(ع)

وآستان مقدس، ششین فروع آسمانی، علی بن موسی

الرضا(ع)

تَعْدِيمُهُ

پدر، مادر و برادر عزیزم

..

تقدیرنامه

با سپاس فراوان به دکاوه خداوندیکن که خود را سرایه آدمی قرار داد. خداوند را سپاس می‌گوییم که به من این فرصت عزیز

فرمود تا در مسیر علم کام بردارم و دکنار استاید و دانشمندانی بزرگ و دوستی مربان، کسب علم کنم.

در اینجا از استاید و دانشمندان فرزانه حباب آقای دکتر حاشوری، حباب آقای دکتر قاسمی نژاد و حباب آقای دکتروحدی نیا

به بحث راهنمایی هاو مساعدة تهیاشان و از حباب آقای دکتر همام مدیرکروه محترم پاکستانی نموده و برای ایشان طول عمر

همراه با عزت و سر بلندی و موفقیت آرزو مندم. از حباب آقای دکتر قرانی و حباب آقای دکتر بخشی که همواره در

زمینهای علمی و اخلاقی الگوی خوبی برایم بوده اند نیز کمال شکر و سپاس را داشته و همواره آرزو مند سلامتی و موفقیت شان

می‌باشم.

از لکهای بی‌دین سرکام خانم هندس شگیار مصافی که در تمامی مراحل پیان نامه مرا برای نموده و همچنین از خانه‌ها

مهندس فتحی، هندس احسانی، هندس بربار، هندس نوروزی، هندس وحدتی، هندس علمی، هندس عقیلی و

آقیان حباب هندس خانزاد، هندس رفیعان، هندس برابنی، هندس زند مقدم، هندس عashوری و هندس

نظافت پاکستانی نموده و آرزو مندم در مسیر کسب علم و دانش همواره سر بلند و موفق باشند.

در پیان از کارمندان محترم دانشگاه علوم پایه، آقیان فدوی، کلانی، تحقیقی زاده، قدیمی، بهادری، حافظی، وطن پرور و منشی

محترم گروه به خاطریاری بندۀ در مراحل مختلف پیان نامه، کمال شکر و قدردانی را دارم.

چکیده:

سازند سرچشمه از سازند های کرتاسه پیشین واقع در حوضه کپه داغ می باشد. جهت مطالعات فسیل شناسی برش انجیربلاغ از این سازند را انتخاب کردیم. این برش در مسیر مشهد- مزدوران و در ۹ کیلومتری شرق مزدوران و نزدیک روستای انجیربلاغ واقع است. ضخامت این برش ۴۱۳ متر اندازه گیری شده و عمدتاً از شیل و مارن همراه با میان لایه های آهکی تشکیل شده است. مرز پایین این سازند با سازند تیرگان و مرز بالای آن با سازند سنگانه به صورت پیوسته می باشد. در این مطالعه ۳۵ جنس و ۴۰ گونه داینوفلازله شناسایی شده ، که براین اساس یک بایوزون تعیین گردیده، که نشان دهنده سن آپتین برای سازند سرچشمه در برش انجیربلاغ می باشد. با توجه به مطالعه خرده های آلی در اسلاید های پالینولوژیکی، به طور کلی ۳ پالینوفاسیس شناسایی شد. شناسایی پالینوفاسیس ها بر اساس محتوای مواد آلی درون اسلاید ها و تعیین درصد هر یک از سه گروه خرده های آلی شامل، فیتوکلاست ها (phytoclasts)، پالینومورف ها (palynomorphs) و ذرات آلی بی شکل (SOM) انجام شده است. برای تعیین دقیق تر محیط، فاکتورهای موثر بر درجه حفظ شدگی مواد ارگانیکی مانند فاکتور حفاظت از مواد ارگانیکی (Lability) و نسبت پالینومورف های دریایی به AOM و همینطور نسبت AOM شفاف به AOM تیره محاسبه گردید. بررسی و مقایسه مجموعه این فاکتورها نشان دهنده چگونگی میزان اکسیژن، نرخ رسوبگذاری و میزان انرژی محیط دیرینه می باشد. بررسی و تعیین درصد سه گروه اصلی عناصر پالینولوژیکی و همچنین بررسی فاکتور های حفاظت از مواد ارگانیکی نشان می دهد که شرایط کم اکسیژن بر محیط رسوبگذاری سازند حاکم بوده است. با توجه به نمونه های سازند سرچشمه (برش انجیربلاغ) بر اساس شکل سیست و نوع داینو فلازله ها می توان محیط آن را شناسایی کرد که بر این اساس محیط رسوبی از نریتیک داخلی تا نریتیک خارجی متغیر است.

واژگان کلیدی: حوضه کپه داغ، کرتاسه پیشین، سازند سرچشمه، داینوفلازله، پالینوفاسیس،

آپتین، نریتیک

فهرست

فصل اول: کلیات

۲	۱-۱ مقدمه.....
۴	۲-۱ اقلیم حوضه کپه داغ.....
۴	۳-۱ ژئومورفولوژی حوضه رسوی کپه داغ.....
۶	۴-۱ تاریخچه مطالعاتی حوضه رسوی کپه داغ.....
۷	۵-۱ موقعیت جغرافیایی حوضه کپه داغ.....
۸	۶-۱ حرکات زمین ساختی محدوده مورد مطالعه.....
۹	۷-۱ زمین شناسی اقتصادی حوضه کپه داغ.....
۱۰	۸-۱ اهداف تحقیق.....
۱۰	۹-۱ موقعیت جغرافیایی و راه های دسترسی به ناحیه مورد مطالعه.....
۱۰	۱۰-۱ برش انحریف بلاغ.....
۱۳	۱۱-۱ مطالعات قبلی سازند سرچشمه.....
۱۴	۱۲-۱ روش تحقیق.....
۱۴	۱۳-۱ جمع آوری داده ها.....
۱۴	۱۴-۱ روش مطالعه.....
۱۵	۱۵-۱ عملیات صحراوی و نمونه برداری.....
۱۶	۱۶-۱ کار در آزمایشگاه.....

فصل دوم: زمین شناسی عمومی

۱۹	۱-۲ توالی چینه شناسی سازند های حوضه کپه داغ.....
۱۹	۱-۱-۱ سازند آواری سورجیه.....
۲۰	۱-۱-۲ سازند آهکی تیرگان.....
۲۱	۱-۲-۱ سازند مارنی سرچشمه.....
۲۲	۱-۲-۴ سازند شیلی سنگانه.....
۲۳	۱-۲-۵ سازند آواری آیتمیر.....
۲۳	۱-۲-۶ سازند آب دراز.....
۲۴	۱-۲-۷ سازند شیلی آب تلخ.....
۲۴	۱-۲-۸ سازند ماسه سنگی نیزار.....
۲۵	۱-۲-۹ سازند آهکی کلات.....
۲۵	۲-۲ چینه شناسی سازند سرچشمه در دماغه شرقی تاقدیس خور (برش الگو).....
۲۸	۲-۲-۱ گسترش جغرافیایی سازند سرچشمه.....
۳۰	۲-۳ چینه شناسی سازند سرچشمه در برش انحریف بلاغ.....
۳۶	۲-۴ واحد های لیتواستراتیگرافی سازند سرچشمه در برش مورد مطالعه.....

فصل سوم: پالئوبالینولوژی

۴۲	۱-۳ مقدمه
۴۲	۲-۳ کاربرد پالینومورف ها
۴۲	۳-۳ توزیع و اهمیت چینه نگاری پالینومورف ها
۴۲	۳-۳-۱ داینوفلازله ها (Dinoflagellates)
۴۳	۳-۳-۲ آکریتارک (Acritarch)
۴۳	۳-۳-۳ اسکلوكودونت (Scolecodont)
۴۳	۳-۳-۴ تاسمانیت (Tasmanite)
۴۳	۳-۳-۵ هاگ و دانه گرده (Spore and pollen)
۴۴	۳-۳-۶ آستر داخلی فرامینیفرها (Foraminiferal test lining)
۴۴	۳-۳-۷ تجمعات جلبکی (Colonical algae)
۴۴	۳-۳-۸ اسپور قارچ (Fungal spore)
۴۵	۳-۳-۹ مواد زائد همراه پالینومورف ها (Varia)
۴۵	۳-۴ کلیاتی در مورد داینوفلازله ها
۴۷	۳-۵ شکل شناسی داینوفلازله ها
۴۸	۳-۵-۱ داینوفلازله ها از لحاظ شکل شناسی
۴۹	۳-۵-۲ چرخه زندگی داینوفلازله های عهد حاضر
۵۲	۳-۵-۳ آرکئوپایل
۵۳	۳-۶ ثبت و تاریخچه داینوفلازله ها
۵۶	۳-۷ پالینولوژی سازند سرچشمه در برش انجیربلاغ
۵۹	۳-۸ پالینوزوناسیون و تعیین سن

فصل چهارم: پالینوفاسیس

۶۳	۴-۱ مقدمه
۶۳	۴-۲ طبقه بندی ذرات ارگانیکی
۶۴	۴-۳ فاکتورهای مؤثر بر مواد ارگانیکی
۶۴	۴-۳-۱ حفظ شدگی و تجزیه (Sorting)
۶۴	۴-۳-۲ تجزیه و فساد
۶۵	۴-۳-۳ قدرت تولید
۶۵	۴-۳-۴ اهمیت شرایط احیایی
۶۶	۴-۴ طبقه بندی مواد آلی توسط واندرزوان
۶۷	۴-۵ طبقه بندی و پالینوفاسیس های ارائه شده توسط تایسون
۶۸	۴-۶ تعیین و تفسیر پالینوفاسیس های سازند سرچشمه

فصل پنجم: بررسی میزان اکسیژن محیط انباش سازند و محیط رسوی

۷۵.....	۱-۵ مقدمه
۷۵.....	۵-۲ فاکتور های مؤثر در تفسیر پالئواکولوژی
۷۵.....	۵-۲-۱ فاکتور های پالینولوژیکی
۷۵.....	۵-۲-۲ فاکتور حفاظت از مواد ارگانیکی
۷۶.....	۵-۲-۳-۱ فاکتور Ability
۷۶.....	۵-۲-۲-۲ نسبت SOM شفاف به SOM تیره
۷۷.....	۵-۲-۲-۳ فاکتور SOM/پالینوماسرال قهوه ای
۷۸.....	۵-۲-۲-۴ نسبت SOM شفاف به پالینومورف دریایی و SOM تیره به پالینومورف های دریایی
۷۸.....	۵-۲-۲-۵ نسبت داینوفلازله های پریدینیوئید (P) به گونیالاکوئید (G)
۸۰.....	۵-۳ نسبت پالینوماسرال اپک هم بعد به پالینوماسرال تیغه ای شکل (P1/P2)
۸۰.....	۵-۴ داینوفلازله های شاخص محیط
۹۳.....	نتیجه گیری
۹۷.....	منابع
۱۰۹.....	تصاویر پالینومورف ها

فهرست

فصل اول: کلیات

شکل ۱-۱ نقشه واحدهای رسوبی - ساختاری ایران.....	۳
شکل ۲-۱ مسیر دستری به برش مورد مطالعه.....	۱۱
۳- تصاویر هوایی برش مورد مطالعه	۱۲

فصل دوم: زمین شناسی عمومی

شکل ۱-۲ برش نمونه سازند سرچشمہ در دماغه شرقی تاقدیس خور.....	۲۷
شکل ۲-۲ نقشه خطوط هم ضخامت سازند سرچشمہ.....	۲۹
شکل ۳-۲ نمایی کلی از مرز بین سازند تیرگان با سرچشمہ.....	۳۱
شکل ۴-۲ نمایی کلی از مرز بین سازند سرچشمہ با سنگانه.....	۳۱
شکل ۵-۲ نمایی از شیل های خاکستری همراه با تداخل هایی از سنگ آهک.....	۳۳
شکل ۶-۲ نمایی نزدیک از شیل خاکستری همراه با میان لایه های نازکی از سنگ آهک.....	۳۴
شکل ۷-۲ نمایی نزدیک از سنگ آهک زیست آواری.....	۳۴
شکل ۸-۲ نمایی نزدیک از سنگ آهک زیست آواری فوقانی	۳۵
شکل ۹-۲ ستون چینه شناسی سازند سرچشمہ در برش انجیربلاغ.....	۴۰

فصل سوم: پالئوپالینولوژی

شکل ۱-۳ تصویر شماتیک از داینوфلازله ها	۴۵
شکل ۲-۳ نمایش سیست داینوфلازله	۴۷
شکل ۳-۳ نمایش انواع سیست CYST در داینوфلازله ها.....	۴۸
شکل ۴-۳ تصویر شماتیک از چرخه زندگی داینو فلازله.....	۵۰
شکل ۵-۳ تصویر شماتیک از داینوفلازله و اجزای آن.....	۵۱
شکل ۶-۳ انواع اصلی آرکتوپایل	۵۳
شکل ۷-۳ فراوانی داینوفلازله های فسیل از تریاس تا عهد حاضر.....	۵۵
شکل ۸-۳ بایوزوناسیون سازند سرچشمہ در برش انجیربلاغ.....	۶۱

فصل چهارم: پالینوفاسیس

شکل ۱-۴ دیاگرام تایسون	۶۸
شکل ۲-۴ جایگاه نمونه های مورد مطالعه بروی دیاگرام تایسون	۷۱
شکل ۳-۴ تصاویر پالینوفاسیس های موجود در برش مورد مطالعه	۷۲
شکل ۴-۴ تفکیک پالینوفاسیس ها بر مبنای چگونگی تغییرات ذرات آلی.....	۷۳

فصل پنجم: بررسی میزان اکسیژن محیط انبایش سازند و محیط رسوی

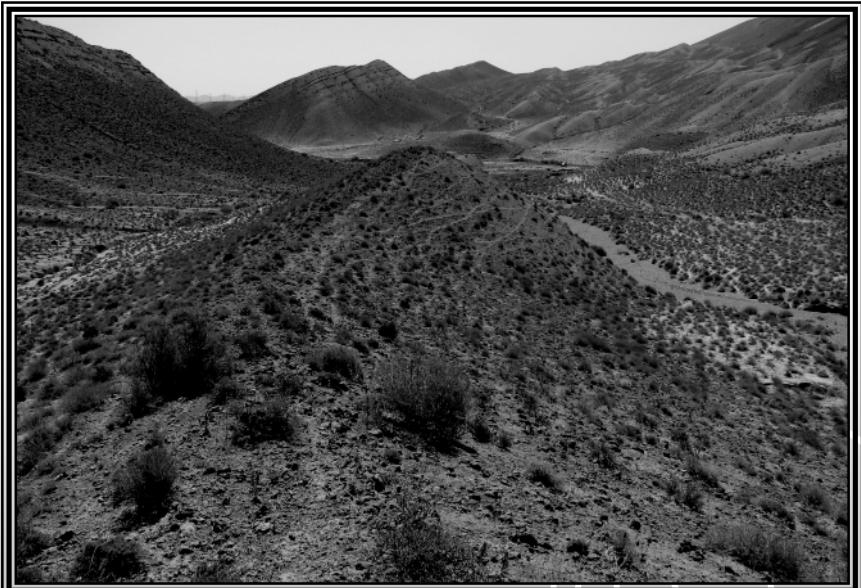
شکل ۱-۵ منحنی تغییرات ability در طول ستون چینه شناسی	۸۴
شکل ۲-۵ منحنی تغییرات نسبت SOM شفاف به SOM تیره در طول ستون چینه شناسی	۸۵
شکل ۳-۵ منحنی تغییرات نسبت SOM شفاف به پالینومورف دریایی در طول ستون چینه شناسی	۸۶
شکل ۴-۵ منحنی تغییرات نسبت SOM تیره به پالینومورف دریایی در طول ستون چینه شناسی	۸۷
شکل ۵-۵ نمودار ستونی درصد فراوانی مواد ارگانیکی	۸۹
شکل ۶-۵ نمودار ستونی درصد پالینوماسرال های اپک هم بعد به پالینوماسرال های تیغه ای شکل	۹۱

فهرست جداول

جدول ۱-۴ پالینوفاسیس ها و محیط رسوبی.....	۶۷
جدول ۲-۴ فراوانی (درصد) ذرات آلی در نمونه های مطالعه شده	۷۰
جدول ۱-۵ درصد فراوانی مواد ارگانیکی	۸۳
جدول ۲-۵ درصد پالینوماسرال های اپک هم بعد (P1) به پالینوماسرال های اپک تیغه ای شکل (P2)	۹۰

کلیات

فصل
اول

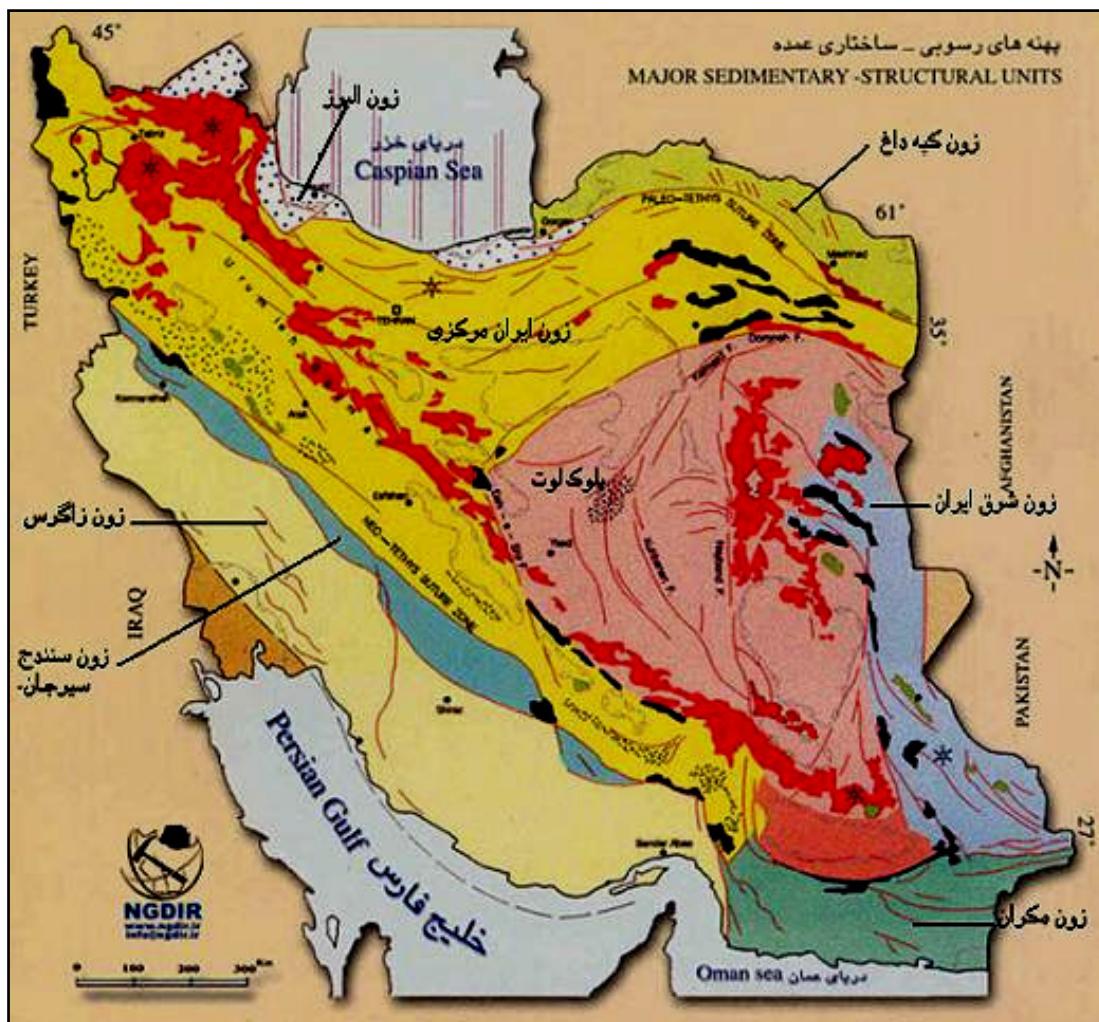


۱- مقدمه

حوضه رسوی کپه داغ در شمال شرق ایران، بخش وسیعی از ترکمنستان و شمال افغانستان قرار گرفته است. این حوضه از شمال با فلات توران تماس گسلی داشته و از جنوب به بینالود محدود می‌گردد. این حوضه رسوی، یک حوضه درون قاره‌ای بوده که پس از بسته شده اقیانوس هرسی نین و در طی تاثیر کوهزایی سیمیرین پیشین در زمان تریاس میانی تشکیل شده است (بربریان و کینگ، ۱۹۸۱؛ روتتر، ۱۹۹۳). پی‌سنگ کپه داغ به نظر روتتر (۱۹۸۳) ادامه پی‌سنگ هرسینین توران است ولی به نظر افتخار نژاد و بهروزی (۱۳۷۰) این زون در پالئوزوئیک ادامه پلاتفرم آفریقا - عربستان بوده است. پی‌سنگ این حوضه را فقط در ناحیه آق دربند با سن تریاس میانی میتوان مشاهده کرد. این سنگها طی کوهزایی هرسی نین، سیمیرین و آلپین به شدت دچار تغییر شکل شده‌اند. واحدهای سنگی موجود در پی‌سنگ شامل سنگهای رسوی و آذرین است. سنگهای رسوی بیشتر از واحدهای آواری شامل کنگلومرا، ماسه سنگ و شیل با سن احتمالی دونین تا تریاس تشکیل شده است (آقاباتی، ۱۳۸۳). بیشترین حجم نهشته‌ها متعلق به زمان تریاس است. در شکل ۱-۱ واحدهای ساختمانی - رسوی ایران و موقعیت حوضه رسوی کپه داغ نشان داده شده است که در آن حدود ۸۰۰۰ متر رسبوب بدون نبود چینه شناسی مهمی از ژوراسیک تا میوسن در شرق حوضه برجای گذاشته شده است. این رسبوبات تحت فاز کوهزایی آلپ پسین چین خورده‌اند و تاقدیس و ناویدیس های متعددی را با راستای شمال غرب- جنوب شرق ایجاد نموده‌اند.

در این تحقیق سازند سرچشم، از واحدهای کرتاسه پیشین در شمال شرق مشهد (برش انجیربلاغ) مورد بررسی قرار گرفته است. سازند سرچشم بطور همشیب بر روی سازند تیرگان قرار می‌گیرد. نام این سازند از روستای سرچشم (۱۴ کیلومتری شمال شرقی بجنورد) گرفته شده، ولی برش الگوی آن در دماغه شرقی تاقدیس خور، در مسیر جاده مشهد به کلات، معروفی شده است.

لیتولوژی عمده سازند سرچشمه را شیل های مدادی، مارن و میان لایه های آهکی تشکیل می دهد. مرز فوکانی سازند سرچشمه با سازند سنگانه هم شبیب و پیوسته می باشد.



شکل ۱-۱ نقشه واحدهای رسوبی - ساختاری ایران که موقعیت حوضه رسوبی کپه داغ در آن نشان داده شده است (اقتباس از Google Earth)

۱-۲- اقلیم حوضه کپه داغ

حوضه کپه داغ به دلیل تغییرات زیاد ارتفاعی دارای آب و هوای بسیار متغیر می باشد. ارتفاع نواحی مختلف از ۲۸۰ متر زیر سطح دریای آزاد تا بیش از ۲۰۰۰ متر بالای سطح دریا تغییر می کند (افشار حرب، ۱۳۷۳). از عوامل دیگری که بر آب و هوای منطقه تاثیر می گذارد، نفوذ بخار آب از دریای خزر است. به علت جریان هوای مرطوب از این دریا، بارندگی در غرب منطقه بیشتر از شرق است. حداقل بارندگی در ماه های بهمن تا اوخر اردیبهشت است. به طور کلی بیشتر نواحی منطقه دارای آب و هوای معتمد تا سردسیری است. بخش هایی از منطقه مانند دشت سرخس و دشت جاجرم، آب و هوای کویری دارند. دشت سرخس تحت تاثیر آب و هوای کویری دشت قره قوم دارای تابستان های بسیار گرم و زمستان های بسیار سرد می باشد.

ایستگاه های هواشناسی موجود در منطقه شامل مزدوران، آق دربند و سرخس است و دمای سالیانه در منطقه سرخس را با کمترین دما ۱۲/۶ درجه سانتی گراد و بیشترین دما ۴۴/۶ درجه سانتی گراد برآورد کرده اند. میزان بارندگی سالیانه در ایستگاه مزدوران ۱۹۰ میلی متر و در گنبدلی سرخس ۲۰۵ میلی متر و در منطقه آق دربند ۲۸۴ میلی متر است (افشار حرب، ۱۳۷۳). براساس آمار جدید، بین سال های ۶۳ تا ۸۴، میانگین دمای سرخس را ۱۷/۸ درجه سانتی گراد و میزان بارندگی را ۱۸۸/۶ عنوان کرده اند (بخش آمار و تحقیقات هواشناسی خراسان رضوی، ۱۳۸۶).

۱-۳- ژئومورفولوژی حوضه رسوی کپه داغ

ایالت ساختاری کپه داغ دارای زمین ساخت فعال می باشد و در حال حاضر نیز در حال برخاستگی است . علاوه بر وضعیت ساختمانی، وضعیت اقلیم و آب و هوای منطقه نیز به نوبه خود نقش موثری

در شکل گیری و توسعه وضعیت مورفولوژی کنونی منطقه دارد. ساختمان های موجود در کپه داغ شامل چین خوردگی ها و انواع گسلهای است. مهمترین سازوکار چین خوردگی در منطقه ، سازوکار خمش لغز(flexural slip) است. در این چین ها طبقات رسوبی بر روی یکدیگر لغزیده و به سمت محور چین نزدیک می شوند. این شواهد در سازندهای کپه داغ به مقدار فراوان و در اکثر طبقات رسوبی دیده می شود. غالب چین های موجود در منطقه به طور میانگین محور شرقی - غربی داشته واين نشان دهنده کوتاه شدگی در جهت شمال - جنوب است. دومین ساختمان های تشکیل شده گسل های راندگی می باشد که امتداد آن ها به موازات سطح محوری چین هاست و جایگاه گسل های راندگی همواره در یال چین های برگشته می باشد. سومین ساختمان شکل گرفته در ناحیه گسل های راست لغز می باشد. اعمال تنفس در منطقه ، علاوه بر ایجاد ساختمان های چین خوردگ و گسلیده، درزه های فراوانی را نیز ایجاد نموده است. این درزه ها از نوع درزه های کششی و برشی هستند. درزه های کششی بیشترین تراکم و گسترش را در سطح منطقه دارا هستند. این نوع درزه ها با بازشدنگی همراه بوده و فضای ایجاد شده در درزه ها، عمدهاً توسط کلسیت پر شده است.

دشت سرخس در شرق حوضه و دشت گرگان در غرب آن در ادامه فروافتادگی خزر قرار دارد. مورفولوژی ناحیه کپه داغ بیشتر توسط سنگ های کربناته تشکیل دهنده سازندهای مزدوران به سن ژوراسیک پسین، تیرگان به سن کرتاسه پیشین، کلات به سن کرتاسه پسین و چهل کمان به سن پالئوسن کنترل می شود (افشار حرب، ۱۳۷۳).

سازندهای کربناته مزدوران و تیرگان اصلی ترین واحدهای سنگی سیماساز منطقه اند. سنگ آهک های کلات و چهل کمان در شرق منطقه و ماسه سنگ های آیتامیر در شمال غرب نیز سازندهای صخره ساز می باشند. سازندهای سرچشمه، سنگانه، آب دراز، آب تلخ و خانگیران واحدهای سنگی نرم و دره سازند که دره ها، دشت های کوچک و نواحی کم ارتفاع و پست را تشکیل می دهنند. سازندهای

شوریجه، آیتامیر و پسته لیق در بخش هایی که از تناب ماسه سنگ و سیلتستون تشکیل شده اند، تپه ماهورهای معروف به زمین های بد (Bad Land) را می سازند. سازندهای مارنی سرچشمه با سختی متوسط معمولا در شرق و مرکز منطقه تپه هایی با ارتفاع متوسط را تشکیل داده اند (افشار حرب، ۱۳۷۳).

تراس های رودخانه ای کواترنر به طور دگرشیب در بالای رسوبات فوق قرار گرفته اند. رسوبات این حوضه در اوخر میوسن و قبل از پلیوسن چین خورده اند. بنابراین دگرشکلی ها و عناصر ساختاری منطقه مربوط به تاثیر فاز کوهزایی آلپ پسین می باشد.

۴-۱ تاریخچه مطالعاتی حوضه رسوبی کپه داغ

۱- اولین بار گریسباخ (G.L. Greisbach) از سازمان زمین شناسی هند در سال ۱۸۸۶ در مناطق شرقی حوضه کپه داغ، به مطالعه پرداخت.

۲- شرکت نفت امیرانیان (Amiranian oil Co). در سال ۱۹۳۷ و ۱۹۳۸ در خاور و شمال خاور ایران مطالعاتی را انجام داده که گزارشات آن منتشر نشد ولی نتایج آن را شرکت Clapp در نشریه انجمن زمین شناسان آمریکا در سال ۱۹۴۰ منتشر کرد.

۳- گانسر (Gansser.A) در سال ۱۳۳۰ به مطالعه دشت های گرگان تا مراوه تپه پرداخت.

۴- گلداشمتی (K.L. Glod schmid) و فخرایی در سال ۱۳۳۱ به بررسی زمین شناسی ناحیه سرخس تا مراوه تپه پرداختند.

۵- یوسف پرن و جهانبگلو در سال ۱۳۳۵ به بررسی چینه شناسی ناحیه سرخس اقدام نمودند.

۶- ه. انصاری و ع. افشار حرب در سال ۱۳۴۰ در اقدامی مشابه با بررسی چینه شناسی ناحیه سرخس اقدام نمودند.

۷- ع. افشار حرب در سال ۱۳۴۱ بررسی تاقدیس خانگیران و باخته سرخس را انجام داد.

۸- هوبر (Huber) ، و همکاران طی سال های ۱۳۴۵ تا ۱۳۴۱ بررسی نواحی مرزی ایران و شوروی سابق را انجام دادند.

۹- ع. افشار حرب در سال های ۱۳۵۰، ۱۳۵۲ و ۱۳۵۳ به بررسی چینه شناسی و زمین ساختی تکمیلی منطقه با استفاده از عکس های ماهواره ای (ماهواره Landsat) همت گماشت. همچنین تحقیقات و مطالعات متعددی توسط کارشناسان شرکت ملی نفت ایران به فرم گزارشات منتشر نشده و پایان نامه های کارشناسی ارشد و دکتری بر روی سازندهای مختلف حوضه رسوی کپه داغ انجام شده که به دلیل کثرت و فراوانی، ذکر نام آن ها مقدور نمی باشد.

۱-۵ موقعیت جغرافیایی حوضه کپه داغ

پهنه رسوی - ساختاری کپه داغ در شمال و شمال شرق ایران قرار داشته یکی از حوضه های مهم رسوی و شناخت شده در کشور ما می باشد. این حوضه علاوه بر ایران در کشورهای مجاور از جمله افغانستان و ترکمنستان گسترش نسبتاً وسیعی داشته و دارای مخازن هیدرولکربوری است. در این حوضه با وسعتی معادل ۵۵۰۰۰ کیلومتر مربع معادل $\frac{3}{3}$ درصد مساحت کل کشور بین عرض های جغرافیایی 35° تا 38° شمالی و طول های جغرافیایی 41° تا 54° شرقی قرار گرفته است، رسوب گذاری از دوره ژوراسیک تا تریاکی بدون وقفه ادامه داشته است. حد شمالی، جنوبی و شرقی زون کپه داغ نیز مانند زاگرس با گسل ها مشخص می شود. حد شمالی آن با فلات توران گسلی است. بنا به نوشته نبوی، گسل عشق آباد در ترکمنستان با روند N315-310 درجه، جدا کننده ای این زون از پهنه ای توران است و دنباله ای این گسل در ناحیه ای سرخس ایران هم دیده می شود و با وجود نظرات مختلف در مورد مرز جنوبی آن این مرز با رخمنون های ناپیوسته منشورهای

رافزاینده تیس دیرینه (پالئوتیس) مشخص می شود که در شمال شرق فریمان (سفید سنگ) و جنوب غرب مشهد بروند دارد (آقاباتی، ۱۳۸۳) و همچنین در جنوب یک زون گسلی که فرورفتگی مشهد(کشف رود - اترک) را ساخته و حد جنوبی این واحد را مشخص کرده است. حد شرقی آن دره تجن است که منطبق بر گسل هریرود می باشد.

۱-۶ حرکات زمین ساختی محدوده مورد مطالعه

با توجه به تغییرات سنگ شناسی سازندهای مختلف و تغییرات رخساره ها و وضعیت ناپیوستگی ها و دگرشیبی ها در منطقه ، دو نوع حرکات زمین ساختی خشکی زایی و کوهزایی قابل شناسایی هستند. حرکات خشکی زایی خود شامل دو نوع حرکات نوسانی هستند، یکی آن هایی که سبب تغییرات سنگ شناسی داخل سازنده اند و دیگری آن هایی که سبب تغییرات رخساره ای طی زمان ها و دوره های متوالی شده اند. بسیاری از حرکات خشکی زایی در منطقه با فازهای عمدۀ کوهزایی جهانی همزمانی دارند که در دوره کرتاسه در غرب در نتیجه حرکات قائم بلوك های گسله است. این حرکات خشکی زایی شامل آخر کامبرین زیرین، خشکی زایی اردوبیسین زیرین، خشکی زایی آخر سیلورین، خشکی زایی دونین میانی ، خشکی زایی اواخر دونین میانی - اوایل کربونیفر، خشکی زایی کربونیفر میانی، خشکی زایی اواخر پرمین، خشکی زایی آخر تریاس فوقانی، خشکی زایی آخر تریاس و آغاز ژوراسیک، خشکی زایی اواخر ژوراسیک و آغاز کرتاسه، خشکی زایی اوایل کرتاسه پسین، خشکی زایی اوایل ماستریشتین پسین، خشکی زایی آغاز دوره ترشیاری، خشکی زایی پالئوسن میانی و خشکی زایی آغاز ائوسن پسین است (افشار حرب، ۱۳۷۳).

حرکات کوهزایی: از کامبرین میانی تا زمان حاضر ۵ فاز کوهزایی در منطقه رخ داده است که شامل: کوهزایی سیمیرین پیشین ، سیمیرین پسین، آسترین، ساب هرسی نین و لارامید. از آنجایی که تنها

فاز ساب هرسینین در محدوده زمانی مورد مطالعه تاثیر داشته است، در اینجا تنها به آن اشاره ای شده است.

کوهزایی ساب هرسی نین: به جز بخش شمال شرقی حوضه، در بسیاری از نواحی کپه داغ از اواخر سنومانین تا آغاز تورونین و حتی در بعضی نقاط تا اواخر سنونین بصورت یک نبود رسوبی عمل کرده است. در ناویدیس شلامی واقع در دامنه شمالی تاقدیس تکل کوه، سازند کلات به طور دگرشیب بر روی افق های مختلف سازندهای سنگانه و آیتمیر قرار گرفته است. این دگرشیبی نمایانگر فاز کوهزایی ساب هرسی نین در این ناحیه است. به علت فرسایش عمیق، سازند کلات و سنگ های جوان تر تنها در نقاط محدودی در مرکز و غرب این منطقه باقی مانده اند. (افشار حرب، ۱۳۷۳).

۷-۱ زمین شناسی اقتصادی حوضه کپه داغ

وجود هیدرولکربورها به ویژه وجود ذخایر عظیم گازی در تاقدیس خانگیران که با کشورهای ترکمنستان و افغانستان مشترک است، مهمترین قطب اقتصادی را در منطقه بوجود آورده است. سنگ مخزن های این میدان گازی را سازند مزدوران و ماسه سنگ های سازند شوریجه تشکیل می دهند. سنگ منشاء این میدان گازی سازند چمن بید معرفی شده است. پوشش سنگی هر دو مخزن، رس سنگ های سرخ رنگ می باشد. افزون بر آن حجم زیادی از گوگرد تولیدی این واحد به مصارف بخش صنعتی می رسد و بخشی از آن صادر می شود (افشار حرب، ۱۳۷۳). ذخایر زغال سنگی این حوضه نیز به معدن زغال سنگ آق دربند در شرق کپه داغ (تریاس) تعلق دارد. همچنین لایه های ژیپس موجود در سازند شوریجه و پسته لیق قابل استخراج هستند. سنگ آهک های سازند تیرگان و چهل کمان نیز برای تهیه آهک مورد استفاده قرار می گیرد.