

بِسْمِ اللّٰهِ الرَّحْمٰنِ الرَّحِيْمِ



۹۲۳۶۵۱۳۷

دانشگاه شهید چمران اهواز

دانشکده کشاورزی

گروه خاکشناسی

پایان نامه کارشناسی ارشد خاکشناسی

(گرایش ارزیابی، پیدایش و ردهبندی خاکها)

عنوان :

مطالعه حضور یا عدم حضور کانی‌های فیبری در برخی رسوبات ترشیاری جنوب شرق

خوزستان

اساتید راهنما :

دکتر احمد لندی

دکتر سعید حجتی

نگارنده :

سید علی مجیدنژاد

شهریور ۱۳۹۲

تّقدیم به خدایی که داشتن او جبران بهدی نداشت است

می‌تايمش چون لائق تايش است

تّقدیم به روح پر و مادر بزرگوار و مهربانم، که در زمان حیات پراز خیر و بکشان از پیچ کوششی برای فرزاندانشان درین نور زینده و در طول زندگی بهواره سایه

پر مهرشان، به ماحس بترزیستن رامی آموخت. افسوس که از این بیش توفیق نداشتم تا از وجود سراسر مهربان و صلابتستان نهایت استغاده را برم. روحتان

شاد، یادتان گرامی باد.

تّقدیم به همسر مهربان و مذکارم: که با عشق و محبت ش راه بترزیستن را برایم فرام نموده و با همکاری هایش در پیشبرد اهدافم شرکی بی نظری است.

تّقدیم به برادران مهربانم: که بهواره در طول تحصیل مشوق من بودند و تکیه گاه من در مواجهه با مشکلات، وجودشان مایه دلگرمی من می باشد.

تّقدیم به خواهران گرامی ام: که وجودشان بهواره شادی بخش زندگی ام بوده و محبتان مایه آرامش من است.

تقدیر و مشکر

مشکر بیکار نام را به آستان حضرت دوست تقدیم میدارم که درگاه لطف و رحمت یکرانش در همه حال بازو قلم رایاری بیان الطاف او نیست.

حال اصلانه ترین مشکر خود را بروح پدر و مادر محبتان و فدای کارم، که بهواره مشوق من در همه مراحل زندگی بوده اند مدیون هستم. از همسر محبتانم با خاطر صبوری اش و برادران و

خواهران کرامی ام با خاطر حاجت های به جان بیشان، که حکم زنگنه بزرگ و رنگ و اثره و عبارت تصویر خواهد شد، صمیمانه مشکر می نایم.

از استاد راهنمای بزرگوارم خناب آقای دکتر احمد لندی و خناب آقای دکتر سعید جنتی که دلکیه مراحل اجراؤ تدوین این پایان نامه با صبوری و راهنمائی های ارزنده، سختی

راه را بر من بهوار ساخته کمال ادب و مشکر را در ارم.

از استاد داور کرامی، آقایان دکتر زیدانی کچوئی و دکتر فرجیان بپاس زحمت داوری پایان نامه مشکر و سپاسگزاری می نایم.

از خناب آقای دکتر مرتضوی به عنوان ناینده محترم تحصیلات تکمیلی مشکر و قرداواني می نایم.

از آقایان دکتر معزی، دکتر صیاد و سایر استادیم محترم کروه علوم خاک بپاس محبت های بی دیغشان در طول تحصیل قدردانی می نایم. از لکیه اعضاei کروه علوم خاک به

ویژه مسئولین محترم آزمایشگاه، سرکار خانم مندس ملکی و آقایان مندس آزوج، خزیان ولویی بپاس بهکاریشان کمال مشکر را در ارم.

از تمامی دوستانی که طی این دوران بهواره همراهم بودند به ویژه آقایان محمدزاده، بر تینا، میست لفته و سرکار خانم محمد جعفری بپاس بهکاریشان در انجام کارهای پایان نامه صمیمانه

مشکر می نایم.

سید علی مجیدزاده آذ ۱۳۹۲

نام سید علی	نام خانوادگی: مجیدنژاد	شماره دانشجویی: ۸۹۳۶۵۰۲
عنوان پایان نامه: مطالعه حضور یا عدم حضور کانی های فیبری در برخی رسوبات ترشیاری جنوب شرق خوزستان		
استید راهنمای: دکتر احمد لندی و دکتر سعید حجتی		
درجه تحصیلی: کارشناسی ارشد	رشته: خاکشناسی	گرایش: ارزیابی، پیدایش و ردهبندی خاکها
دانشگاه: شهید چمران اهواز	دانشکده: کشاورزی	گروه: خاکشناسی
تاریخ فارغ التحصیلی: بهمن ماه ۱۳۹۲	تعداد صفحات: ۱۰۳ صفحه	تاریخ فارغ التحصیلی: بهمن ماه ۱۳۹۲
کلیدواژه: پالیگورسکیت، سپیولیت، ترشیاری، میکروسکوپ الکترونی عبوری		
<p>خصوصیات فیزیکی و شیمیایی خاکها به مقدار زیادی به وسیله کانی های آنها بخصوص بخش رس کنترل می شود. کانی های رسی همچنین استعداد حاصلخیزی خاک را تعیین می کنند. هرچند حضور کانی های فیبری و به ویژه پالیگورسکیت در خاکها و رسوبات ایران گزارش شده است. لیکن مطالعات اندکی به بررسی حضور این کانی ها در رسوبات ترشیاری جنوب غرب ایران (استان خوزستان) پرداخته است. رسوبات ترشیاری در خوزستان گسترش زیادی داشته و از جمله مهمترین مواد مادری خاک های این منطقه هستند. بر همین اساس این مطالعه با اهداف: الف- ارزیابی حضور کانی های رسی فیبری در برخی رسوبات ترشیاری جنوب شرق خوزستان، ب- بررسی حضور این کانی ها در رسوبات ترشیاری با سنین مختلف زمین شناسی و ج- مطالعه علت حضور و چگونگی تشکیل این کانی ها انجام شد. بدین منظور ۱۸ نمونه متعلق به ۶ سازند زمین شناسی با سنین میوسن، میوسن - پلیوسن و پلیوسن از حوالی شهرستان آغازاری گرفته شد. بررسی خصوصیات فیزیکوشیمیایی این رسوبات نشان داد که رسوبات مورد مطالعه عمدتاً شور، دارای شرایط قلیایی بوده و حاوی مقادیر قابل توجهی آهک بودند. نتایج مطالعات صورت گرفته با پراش نگاشت اشعه ایکس و میکروسکوپ الکترونی عبوری حاکی از حضور کانی پالیگورسکیت در رسوبات ترشیاری با سنین مختلف بودند. لیکن کانی سپیولیت در هیچکدام از رسوبات مورد مطالعه شناسایی نگردید. نتایج همچنین نشان داد که مقدار کانی پالیگورسکیت در رسوبات با سن پلیوسن نسبت به رسوبات با سن میوسن و میوسن - پلیوسن بیشتر بود. کانی های کلریت، ایلیت و کوارتز در همه نمونه ها مشاهده شدند. کلریت به عنوان کانی غالب همراه با پالیگورسکیت شناسایی شد. نتایج دیاگرام پایداری سیستم پالیگورسکیت - کلریت نشان دهنده پایداری کلریت و عدم پایداری پالیگورسکیت در محیط هستند و نشان می دهد که شرایط ژئوشیمیایی در زمان تشکیل رسوبات فوق منجر به تبدیل احتمالی پالیگورسکیت به کلریت شده است. حال آنکه نتایج حاصل از مطالعه دیاگرام پایداری سیستم پالیگورسکیت - اسمکنیت نشان دهنده پایداری پالیگورسکیت در محیط هستند. براین اساس به نظر می رسد که تغییر شکل اسمکنیت به پالیگورسکیت و / یا ترسیب مجدد پالیگورسکیت از محلول، منابع عمدۀ حضور پالیگورسکیت در رسوبات مورد مطالعه باشند. از سوی دیگر حضور کانی پالیگورسکیت در رسوبات ترشیاری جنوب شرق استان خوزستان بعنوان یکی از مواد مادری غالب خاک های منطقه، این فرضیه را تائید می کند که احتمالاً یکی از منابع اصلی وجود کانی پالیگورسکیت در خاک های این نواحی، به ارث رسیدن آنها از رسوبات ترشیاری مورد مطالعه می باشد.</p>		

فهرست مطالب

صفحه	عنوان
۱	چکیده
۲	۱- فصل اول : مقدمه و هدف
۳	۱-۱ - مقدمه
۵	۱-۲ - اهداف
۸	۲- فصل دوم : مروری بر منابع
۹	۲-۱ - کانیهای فیبری
۹	۲-۱-۱ - پالیگورسکیت
۱۰	۲-۱-۲ - سپیولت
۱۲	۲-۲ - محیطهای مناسب جهت شکل گیری کانیهای فیبری
۱۲	۱-۲-۲ - محیطهای دریایی
۱۳	۲-۲-۲ - محیطهای دریاچه ای
۱۴	۳-۲-۲ - محیطهای هیدرورترمال
۱۴	۴-۲-۲ - محیطهای خاکی
۱۵	۳-۳-۲ - فرآیند تشکیل پالیگورسکیت در خاک
۱۶	۱-۳-۲ - تشکیل پالیگورسکیت تحت تأثیر هوادیدگی دیگر کانیها
۱۶	۲-۳-۲ - تشکیل پالیگورسکیت طی فرآیند ترسیب از محلول خاک

۱۷	۲-۴- شناسایی کانیهای فیبری
۱۷	۱-۴-۲- پراش پرتو ایکس
۱۹	۲-۴-۲- میکروسکوپهای الکترونی
۲۰	۲-۴-۱- میکروسکوپ الکترونی رویشی (SEM)
۲۰	۲-۴-۲- میکروسکوپ الکترونی عبوری (TEM)
۲۱	۳-۴-۲- میکروسکوپ الکترونی عبوری با قدرت تفکیک بالا (HRTEM)
۲۲	۴-۳-۲- روش تفریقی حرارتی
۲۴	۴-۴-۲- شناسایی با روش طیف سنجی مادون قرمز
۲۵	۴-۴-۵- شناسایی از طریق طریق سطح ویژه
۲۶	۴-۶-۲- شناسایی با استفاده از ظرفیت تبادل کاتیونی
۲۶	۵-۲- تأثیر کانیهای فیبری بر خصوصیات خاک
۲۸	۶-۲- کاربردهای صنعتی کانیهای فیبری
۲۹	۷-۲- زمین شناسی ایران
۲۹	۱-۷-۲- دیرینه جغرافیای ایران
۳۱	۲-۷-۲- زمین شناسی دوره سوم (ترشیاری) خوزستان
۳۳	۸-۲- مروری بر مطالعات صورت گرفته
۴۱	۳- فصل سوم : مواد و روش‌ها
۴۲	۱-۳- موقعیت و وسعت منطقه مورد مطالعه

۴۲	۱-۱-۳- نمونه برداری از رسوبات ترشیاری
۴۹	۲-۲- جدا سازی اجزاء مختلف رسوبات
۵۰	۱-۲-۳- حذف املاح محلول و گچ
۵۱	۲-۲-۳- حذف کربناتها
۵۲	۳-۲-۳- حذف مواد آلی
۵۳	۴-۲-۳- حذف اکسیدهای آهن آزاد
۵۴	۵-۲-۳- تفکیک ذرات رس، سلیت و شن
۵۵	۳-۳- تهیه اسلايد
۵۷	۱-۳-۳- تیمار منیزیم
۵۸	۲-۳-۳- تیمار پتابسیم
۵۸	۳-۳-۳- تیمار منیزیم + اتیلن گلیکول
۵۸	۴-۳-۳- تیمار پتابسیم حرارتی
۵۸	۴-۴- آنالیز نمونهها
۵۹	۵-۳- مطالعات میکروسکوپ الکترونی عبوری (TEM)
۶۰	۶-۳- آنالیز کمی
۶۰	۱-۶-۳- شناسایی نیمه کمی رسهای به کمک پراش پرتو ایکس
۶۲	۷-۳- دیاگرام پایداری
۶۵	۴- فصل چهارم : نتایج و بحث
۶۸	۴-۱- خصوصیات فیزیکو شیمیایی رسوبات مورد مطالعه

۶۸	۴-۲- کانی شناسی بخش رس رسوبات
۷۰	۴-۲-۱- کانی شناسی رسوبات میوسن-پلیوسن، سازند آغازاری (ماسه سنگ)
۷۳	۴-۲-۲- کانی شناسی رسوبات میوسن-پلیوسن، سازند آغازاری (مارن قرمز)
۷۴	۴-۲-۳- کانی شناسی رسوبات میوسن، سازند گچساران (مارن آنهیدرات ونمک)
۷۶	۴-۲-۴- کانی شناسی رسوبات میوسن، سازند میشان (مارن خاکستری)
۷۷	۴-۲-۵- کانی شناسی رسوبات پلیوسن، گروه لهبی (مارن قرمز)
۷۹	۴-۲-۶- کانی شناسی رسوبات پلیوسن، سازند بختیاری (کنگلومرای مارنی- شنی)
۸۶	۴-۳- دیاگرام پایداری
۸۶	۴-۳-۱- دیاگرام پایداری پالیگورسکیت - اسمکتیت
۸۸	۴-۳-۲- دیاگرام پایداری پالیگورسکیت - کلریت
۸۹	۴-۴- نتیجه گیری کلی
۹۱	۴-۵- پیشنهادات
۹۳	منابع

فهرست جدول‌ها

عنوان.....	صفحه.....
جدول ۱-۳: مشخصات زمین شناسی و رسوبات ترشیاری مورد مطالعه در جنوب شرق خوزستان	۴۴
جدول ۱-۴: برخی خصوصیات فیزیکی و شیمیایی رسوبات مورد مطالعه	۶۶
جدول ۲-۴: مقادیر کانی‌های رسی موجود در رسوبات ترشیاری مورد مطالعه.....	۸۲

فهرست شکل‌ها

عنوان	صفحه
شکل ۲-۱: ساختار شماتیک پالیگورسکیت و سپولیت.....	۱۱
شکل ۲-۲: الگوی غیر همجهت پراش نگاشت اشعه‌ای ایکس نمونه‌های پالیگورسکیت و سپولیت منطقه حکیم خان ترکیه	۱۹
شکل ۲-۳: ریز نگاشت میکروسکوپ الکترونی عبوری بخش رس یک نمونه پالیگورسکیت.....	۲۲
شکل ۲-۴: منحنی تجزیه حرارتی کانی سپولیت ایران (مشهد).....	۲۳
شکل ۲-۵: طیف مادون قرمز یک نمونه پالیگورسکیت مربوط به میوسن میانی در کشور عراق....	۲۵
شکل ۷-۲: وضع خشکیها و محیط‌های آبی ایران از پرکامبرین به بعد	۳۱
شکل ۳-۱: موقعیت رسوبات ترشیاری نمونه برداری شده در جنوب شرق خوزستان.....	۴۳
شکل ۳-۲: محل نمونه برداری از رسوبات میوسن، سازند گچساران (مارن آنهیدرات، نمک).....	۴۶
شکل ۳-۳: محل نمونه برداری از رسوبات میوسن، سازند میشان (مارن خاکستری).....	۴۶
شکل ۳-۴: محل نمونه برداری از رسوبات میوسن - پلیوسن، سازند آغاچاری (ماسه سنگ).....	۴۷
شکل ۳-۵: محل نمونه برداری از رسوبات میوسن - پلیوسن، سازند آغاچاری (مارن قرمز).....	۴۷
شکل ۳-۶: محل نمونه برداری از رسوبات پلیوسن، گروه لهبری (مارن قرمز).....	۴۸
شکل ۳-۷: محل نمونه برداری از رسوبات پلیوسن، سازند بختیاری (کنگلومرای مارنی، شنی)....	۴۸
شکل ۳-۸: حذف املاح محلول و گچ از نمونه با آبشویی مکرر.....	۵۱
شکل ۳-۹: حذف اکسیدهای آهن نمونه‌ها به کمک حمام آبی	۵۴
شکل ۳-۱۰: اسلایدهای تهیه شده جهت مطالعات کانی شناسی با دستگاه XRD	۵۷

- شکل ۴-۱: دستگاه پرتو اشعه ایکس جهت مطالعات کانی شناسی ۵۹
- شکل ۴-۲: پراش نگاشت پرتو ایکس مربوط به رسوبات میوسن - پلیوسن، سازند آغازاری (ماسه سنگ)، اعداد قله‌ها بر حسب آنگستروم ارائه شده‌اند ۷۱
- شکل ۴-۳: ریزنگاشت میکروسکوپ الکترونی عبوری بخش رس رسوبات میوسن - پلیوسن (ماسه سنگ)، اندازه متوسط $1/87$ میکرومتر ۷۲
- شکل ۴-۴: ریز نگاشت میکروسکوپ الکترونی عبوری بخش رس رسوبات میوسن - پلیوسن، سازند آغازاری (مارن قرمز)، اندازه متوسط $2/07$ میکرومتر ۷۴
- شکل ۴-۵: پراش نگاشت پرتو ایکس مربوط به رسوبات میوسن - پلیوسن سازند آغازاری (مارن قرمز) ۷۴
- شکل ۴-۶: ریزنگاشت میکروسکوپ الکترونی عبوری بخش رس رسوبات میوسن (مارن آنهیدرات و نمک) ۷۵
- شکل ۴-۷: ریزنگاشت میکروسکوپ الکترونی عبوری بخش رس رسوبات میوسن (مارن خاکستری)، اندازه متوسط $1/86$ میکرومتر ۷۶
- شکل ۴-۸: پراش نگاشت پرتو ایکس مربوط به رسوبات میوسن، سازند میشان (مارن خاکستری) ۷۷
- شکل ۴-۹: پراش نگاشت پرتو ایکس مربوط به رسوبات یلیوسن، گروه لهبری (مارن قرمز) ۷۸
- شکل ۴-۱۰: ریزنگاشت میکروسکوپ الکترونی عبوری بخش رس رسوبات پلیوسن (مارن قرمز)، اندازه متوسط $2/67$ میکرومتر ۷۸

شکل ۱۱-۴: پراش نگاشت پرتو ایکس مربوط به رسوبات یلیوسن، سازند بختیاری (کنگلومراى

مارنى، شنى) ۸۰

شکل ۱۲-۴: ريزنگاشت میکروسکوپ الکترونى عبوری بخش رس رسوبات پلیوسن (کنگلومراى

مارنى، شنى)، اندازه متوسط ۳/۸۹ میکرومتر ۸۰

شکل ۱۳-۴: دیاگرام پایداری سیستم پالیگورسکیت - اسمکتیت براساس ترکیب شیمیایی نمونههای

موردمطالعه نشان دهنده پایداری پالیگورسکیت و ناپایداری اسمکتیت در محیط میباشد ۸۷

شکل ۱۴-۴: دیاگرام پایداری سیستم پالیگورسکیت - کلریت براساس ترکیب شیمیایی نمونههای

مورد مطالعه نشاندهنده پایداری کلریت و ناپایداری پالیگورسکیت در محیط میباشد ۸۹

۱-۱- مقدمه

خاک یکی از منابع طبیعی و شاید مهم‌ترین زیر بنای تمدن هر کشور است. خاک مجموعه فعالی می‌باشد که در حد فاصل جو، آب و قشر جامد زمین تشکیل شده است و از اثر مشترک آب و هواء، گیاهان و جانوران بر سنگ پدید آمده و پس از تکامل تدریجی به حد تعادل رسیده است. سنگ‌ها در اثر تخریب و فساد به خاک و خاک‌ها طی قرون متوالی به سنگ تبدیل می‌شوند؛ لذا خاک تحول می‌یابد و زمانی که تحول خاک به اوج خود رسید، محیط متعادل و پایداری ایجاد می‌گردد که حاوی ویژگی‌های فیزیکی، شیمیایی و زیستی کاملاً مشخص می‌باشد (جعفری و سرمهیان، ۱۳۸۷).

بسیاری از ویژگی‌های خاک از قبیل انبساط و انقباض، تبادل کاتیونی، تهويه، نفوذپذیری و ویژگی‌های تغذیه‌ای خاک، بستگی به نوع و میزان کانی‌ها به ویژه رس‌های خاک دارد. بر این اساس، مطالعه خاک از نظر مورفولوژیکی، فیزیکوشیمیایی، کانی‌شناسی به منظور استفاده بهینه از آن حائز اهمیت می‌باشد. کانی‌ها در حدود ۵۰ درصد از حجم بیشتر خاک‌ها را تشکیل می‌دهند، کانی‌ها می‌توانند گیاه را از نظر فیزیکی و حتی شیمیایی حمایت کنند و شرایط مطلوب رشد گیاهان را فراهم آورند (مور و همکاران^۱، ۱۹۸۹). خصوصیات فیزیکی و شیمیایی خاک‌ها به مقدار زیادی بوسیله کانی‌های آن‌ها بخصوص بخش رس کنترل می‌شود کانی‌های رسی همچنین استعداد حاصلخیزی هر خاک را تعیین می‌کنند بطوری‌که هوادیده شدن آن‌ها عناصر غذایی مورد نیاز گیاهان را بصورت طبیعی در اختیار آن‌ها قرار می‌دهد (اولیایی و ابطحی، ۲۰۰۶).

از دیدگاه تشکیل خاک نیز اهمیت شناسایی کانی‌های رسی به حدی است که به اعتقاد

^۱-Moor et al.

فصل اول : مقدمه و هدف

برادی^۱ (۱۹۹۰) نوع کانی‌های موجود در خاک بیانگر مرحله هوادیدگی آن می‌باشد، بنابراین حضور یا عدم حضور برخی از کانی‌ها می‌تواند راهنمای خوبی جهت چگونگی شرایط تشکیل خاک‌ها در اختیار محققان قرار دهد. از آنجایی که هر کانی تحت شرایط خاص محیطی تشکیل شده و پایدار می‌ماند لذا براساس حضور و فراوانی کانی‌ها می‌توان شرایط محیطی گذشته را بازسازی نمود (Retallack^۲، ۱۹۹۰). پیتر و همکاران^۳ (۲۰۰۹) با بررسی کانی‌شناسی رسی افق‌های مدفون خاک‌های امریکای شمالی به این نتیجه رسیدند که افق‌های آرجیلیک قدیمی‌تر نسبت به افق‌های آرجیلیک جوان‌تر، از مقدار بیشتری کائولینیت و مقدار کمتری اسمکتیت برخوردار می‌باشند، براساس نظر این محققین این موضوع نشان‌دهنده شرایط بسیار مرطوب‌تر و هوادیدگی بیشتر در خاک‌های قدیمی‌تر است. ال راوی و سایس^۴ (۱۹۶۷) با مطالعه دشت‌های سیلانی منطقه بین‌النهرین وجود پالیگورسکیت^۵ را در خاک‌های تشکیل شده بر روی رسوبات دجله و فرات اثبات نموده و حضور پالیگورسکیت را در این خاک‌ها بصورت پدوژنیک و مرتبط با شرایط اقلیمی خشک در این نواحی تشخیص دادند. لندی (۱۳۷۴) با بررسی خصوصیات فیزیکوشیمیایی خاک‌های منطقه ایذه بیان می‌نماید که در خاک‌های فلات‌ها و دشت‌های دامنه‌ای افق کلسیک و کمیک وجود دارد. همچنین فعالیت‌های اکسیداسیون و احیاء در اراضی پست و پدیده توربیشن در خاک‌های انتهایی اراضی دشت‌های دامنه‌ای حاکی از فعالیت فرآیندهای خاکسازی در این مناطق می‌باشد. حجتی (۱۳۸۹) تشکیل و حضور پالیگورسکیت در خاک‌های ایران مرکزی را به تاریخچه زمین‌شناسی منطقه مربوط

^۱- Brady

^۲- Retallack

^۳- Peter et al.

^۴- Elravi and SYS

^۵- Palygorskite

فصل اول : مقدمه و هدف

می‌داند و وجود شرایط لاغونی در اوخر دوره ترشیاری^۱ در ایران مرکزی را همراه با دمای زیاد هوا در این دوره که بتدریج منجر به تشکیل گچ شده و بدین ترتیب با افزایش نسبت منیزیم به کلسیم محلول شرایط را برای تشکیل پالیگورسکیت در خاک‌ها و رسوبات این منطقه فراهم نموده است، به عنوان عوامل موثر در این فرآیند ذکر می‌نماید.

۱-۲- اهداف پژوهش

هر چند حضور کانی‌های فیبری و بویژه پالیگورسکیت در خاک‌ها و رسوبات ایران ثابت شده است لیکن مطالعات کمی به بررسی حضور این کانی‌ها در رسوبات ترشیاری جنوب غرب (خوزستان) پرداخته است. شایان ذکر است که رسوبات ترشیاری در خوزستان از گسترش قابل ملاحظه‌ای برخوردار بوده (فخاری، ۱۳۷۲)، بنابراین از جمله مهمترین مواد مادری خاک‌ها در این منطقه محسوب می‌شوند. بعلاوه اینکه گسترش این رسوبات در سایر نقاط ایران نیز به چشم می‌خورد. لذا آگاهی از حضور این کانی‌ها می‌تواند اطلاعات ارزشمندی در رابطه با شرایط اقلیمی و ژئوشیمیایی در زمان تشکیل این رسوبات در اختیار محققان و علاقمندان قرار بدهد . میلوت^۲ (۱۹۷۰) سه مکانیسم مختلف را برای تشکیل کانی‌ها در خاک عنوان می‌نماید که شامل هوادیدگی مواد مادری بدون تغییرات ساختمانی و شیمیایی (کانی‌های توارثی)، تغییر شکل کانی‌هایی که در شرایط

۱-Tertiary

۲ -Millot

فصل اول : مقدمه و هدف

محیطی خود پایدار نیستند و تغییر حالت ساختمانی و شیمیابی می‌دهند (کانی‌های تغییر شکل یافته^۱)

و تشکیل مجدد کانی از مواد حاصل از تجزیه و تخریب سایر کانی‌ها (کانی‌های نو ساخته^۲).

هوادیدگی و تغییر و تبدیل کانی‌های رسی در مناطق خشک و نیمه خشک نسبت به مناطق

مرطوب محدود بوده و از این رو بعضی از این کانی‌ها به دلیل مقاومت اندک آن‌ها در برابر هوادیدگی

به تنها‌ی در این نواحی یافت می‌شوند که از جمله آن‌ها می‌توان به کانی‌های فیبری سپیولیت^۳ و

پالیگورسکیت اشاره کرد. پالیگورسکیت در شرایط مرطوب بیش از ۳۰۰ میلی‌متر بارندگی سالیانه

(پاکوت و میلوت^۴، ۱۹۷۳) و یا نسبت بارندگی به تبخیر و تعرق سالیانه بیش از ۰/۴ (خرمالی و

ابطحی، ۲۰۰۳) ناپایدار بوده و به اسمکتیت تبدیل می‌شود. بر عکس در خاک‌های بسیار شور و

سدیمی پالیگورسکیت می‌تواند از تخریب اسمکتیت و یا از طریق نو تشکیلی از محلول خاک به

وجود آید (ابطحی، ۱۹۸۰؛ سینگر و نوریش^۵، ۱۹۷۴).

تشکیل کانی‌های فیبری پالیگورسکیت و سپیولیت در طول دوره‌های اقلیمی گرم مانند

ترشیاری و در محیط‌های آبی کم عمق مانند لاغون‌های تبخیری تسریع می‌گردد (خادمی و همکاران،

۱۹۹۸). از آنجائی‌که کشور ایران در منطقه‌ای با شرایط خشک و نیمه خشک واقع گردیده و شرایط

خشک حاکم بر بخش جنوبی کشور محیط مناسبی را برای پایداری کانی‌های فیبری فراهم کرده و

تعداد مطالعات زیادی (خادمی، ۱۳۶۸، ابطحی، ۱۹۷۷ و ۱۹۸۰، افتخاری و همکاران، ۱۳۸۰، ایوبی و

۱ -Transformed Minerals

۲ -New Formation Minerals

۳ -Sepiolite

۴ -Paquet and Millot

۵ -Singer and Norrish

فصل اول : مقدمه و هدف

همکاران، ۱۳۸۱، کریم زاده و همکاران، ۱۳۸۳، کریمی و همکاران، ۱۳۸۷، فیضی دولت آبادی و لندی، ۱۳۸۸، حجتی، ۱۳۸۹) حضور کانی پالیگورسکیت را در خاکها و رسوبات ایران ثابت کردند، اما تعداد مطالعاتی که حضور و تشکیل کانی‌های فیبری را در رسوبات ترشیاری خوزستان مورد بررسی قرار داده باشد بسیار اندک است.

بر این اساس اهداف این پژوهش به شرح زیر می‌باشند:

- ۱- ارزیابی حضور کانی‌های رسی فیبری (پالیگورسکیت و سپیولیت) در برخی رسوبات ترشیاری جنوب شرق خوزستان.
- ۲- بررسی علل حضور یا عدم حضور کانی‌های رسی فیبری در رسوبات مورد مطالعه.
- ۳- مطالعه حضور کانی‌ها در رسوبات ترشیاری با سنین مختلف زمین‌شناسی.
- ۴- بررسی چگونگی تشکیل کانی‌های رسی فیبری در رسوبات ترشیاری.

۱-۲- کانی‌های فیبری

پالیگورسکیت و سپیولیت از جمله کانی‌های رسی ۲:۱ هستند که به دلیل گسترش واحدهای سازنده‌شان در امتداد محور a دارای مورفولوژی سوزنی شکل بوده و لذا کانی‌های فیبری خوانده می‌شوند (سینگر^۱، ۱۹۸۱ و ۲۰۰۲). طول رشته‌های این کانی‌ها نیز بسیار متغیر بوده و از کمتر از ۱ تا حدود ۲۰ میکرومتر در منابع گزارش شده است؛ با این وجود شرایط تشکیل و انتقال این کانی‌ها تعیین کننده مورفولوژی و اندازه آن‌هاست (مارتین وایوالدی و همکاران^۲، ۱۹۷۱، سینگر، ۱۹۸۹).

نتایج گارسیا رومرو و سوارز^۳ (۲۰۱۰) نشان داد که هیچ شکاف ترکیبی بین سپیولیت و پالیگورسکیت وجود ندارد.

۱-۱- پالیگورسکیت

پالیگورسکیت از گروه رس‌های الیافی، کانی غالب بخش رس بسیاری از خاک‌ها و تهنشیت‌های مناطق خشک می‌باشد (استاهر و همکاران^۴، ۲۰۰۰، الپرنس و همکاران^۵، ۱۹۷۹). شکل فیبری این کانی حاصل پیوند واحدهای ساختمانی موازی با محور C می‌باشد (شونبرگر^۶، ۲۰۰۲). این کانی یک سیلیکات آلومینیم و منیزیم با نسبت تقریباً برابر از این دو عنصر است. از نظر شکل ساختمانی این کانی حاوی دو زنجیره سیلیسیم نظیر آمفیبول است که از طریق اکسیژن زنجیره‌ها به هم متصل می‌شوند و با ساختمان مونتموریلونیت تفاوت دارد و به جای ایجاد یک لایه ممتد در کنار

^۱-Singer

^۲-Martin Vivaldi et al.

^۳-Garcia-Romero and Suarez

^۴-Sttaher et al.

^۵-Elpernes et al.

^۶-Schoeneberger

هر دو زنجیره یک کانال بوجود آمده است که دارای ابعاد 0.38×0.63 نانومتر بوده و از ملکول‌های آب و کاتیون‌ها پر می‌باشد. هر دو زنجیره در بخشی از ساختمان در اطراف کاتیون‌های لایه هشت وجهی قرار می‌گیرند (سینگر، ۱۹۸۹). لایه هشت وجهی شبیه کانی‌های رسی لایه‌ای می‌باشد با این تفاوت که فقط در یک جهت بصورت ممتد می‌باشد. کانی پالیگورسکیت حدواسط کانی‌های دی اکتاهدرال^۱ و تریاکتاهدرال^۲ بوده و دارای هشت موقعیت چهار وجهی و پنج موقعیت هشت وجهی در هر واحد سلولی است که از این تعداد ۴ تا ۲۵ موقعیت هشت وجهی پر می‌شود. آلومینیم ۱/۸۳ تا ۲/۳۴ موقعیت از پنج موقعیت و یا ۲۸ تا ۵۹ درصد موقعیت‌های هشت وجهی را اشغال می‌کند. در چهار وجهی‌ها بین ۰/۰۹ تا ۰/۰۱ موقعیت ممکن به ازای هر واحد را آلومینیم تشکیل می‌دهد (سینگر، ۱۹۸۹). برادلی^۳ (۱۹۴۰) فرمول شیمیایی ایدهآل پالیگورسکیت را به صورت $\text{Si}_8\text{Mg}_{50}\text{O}_{20}(\text{OH})_2(\text{OH}_2)_{4.4}\text{H}_2\text{O}$ ارائه داد.

۲-۱-۲- سپیولیت

سپیولیت از جمله کانی‌های منحصر به فرد خاک‌های مناطق خشک و نیمه خشک جهان محسوب می‌باشد که معمولاً همراه با گچ یا کانی‌های کربناتی مانند کلسیت یافت می‌شود، این کانی که به رس ویژه نیز معروف است از کانی‌های ۱:۲ می‌باشد. یکی از تفاوت‌های آن با سایر فیلوسیلیکات‌ها تغییر جهت اکسیژن رئوس ورقه تتراهدرال به سمت پایین و در گوشه به سمت بالاست. همین آرایش اکسیژن نسبت به سیلیسیم باعث ایجاد فضای خالی در ساختمان کانی شده

^۱-Dioctahedral

^۲-Trioctahedral

^۳-Bradley