

مطالعه ارتباط فیزیوگرافی با مورفولوژی و منشأ کانی فیبری پالیگورسکیت به کمک میکروسکوپ الکترونی (TEM) در منطقه دشت داراب استان فارس

فرهاد خرمالی و علی ابطحی

به ترتیب دانشجوی دوره دکتری حاکشناسی و دانشیار بخش حاکشناسی دانشگاه شیراز

مقدمه

وجود کانی رسی فیبری پالیگورسکیت ابتدا در محیط های قلیایی دریاچه های خشک و نیم خشک جهان گزارش گردید. سپس گزارشاتی مبنی بر وجود این کانی در خاک داده شد که منشأ آنرا به اثر رسیدن این کانی از مواد مادری رسوبات دریاچه ای می دانستند. مطالعات بیشتر نشان داد که این کانی می تواند در صورت فراهمی شرایط مساعد از قبیل زهکشی، وجود کاتیونهای Si ، Al و Mg و محیط قلیایی بطور پدوزنیک در خاک تشکیل شود (۸). ارتباط نزدیکی نیز بین تشکیل در جای این کانی وجود گج در خاک به اثبات رسیده است (۳). علاوه بر آن این کانی می تواند از تغییر شکل کانی اسمکتیت نیز حاصل شود ابطحی (۱) در مطالعه ای در جنوب ایران گزارش کرد که با کاهش اسمکتیت بر مقدار پالیگورسکیت افزوده می شود. خادمی (۴) با مطالعه مورفولوژی این کانی نتیجه گرفت که اشکال کوتاه این کانی در رسوبات واریزه ای پای کوه، به دلیل منشأ انتقالی آن است و این در دشتهای قدیمی که شرایط مساعدتر بوده، فیبرهای این کانی طویل و کشیده بوده و منشأ پدوزنیک دارند. بنابراین با مطالعه مورفولوژی این کانی تحت شرایط مختلف فیزیوگرافی (فرم اراضی) می توان اطلاعات مفیدی از منشأ این کانیها و محیط تشکیل آنها بدست آورد. همینطور از روی شکل و اندازه فیبرهای این کانی می توان در مورد ثبات و پایداری فرم اراضی اظهار نظر نمود.

مهمنترین اهداف این تحقیق را می توان بشرح زیر عنوان نمود :

۱- بررسی منشأ و نحوه تشکیل کانی پالیگورسکیت از طریق مطالعه مورفولوژی آن به کمک میکروسکوپ الکترونی (TEM)

۲- یافتن ارتباط فرم اراضی با مورفولوژی این کانی

مواد و روشها

دشت داراب به وسعت تقریبی ۱۵۰۰۰ هکتار در مجاورت شهرستان داراب در استان فارس جهت این مطالعه در نظر گرفته شد (۵). میزان بارندگی سالانه این دشت حدود ۲۶۰ میلی متر و دارای رزیم رضوی بین اریدیک یوستیک و رزیم حرارتی هیپرترمیک می باشد. بنابراین منطقه دارای اقلیم نیم خشک می باشد. بطور کلی شش واحد فیزیوگرافی در این دشت شناسایی شدند و در هر یک از این واحدها پروفیلهایی حفر و مطالعه گردید که در نهایت در هر واحد فیزیوگرافی یک پروفیل جهت این مطالعه در نظر گرفته شد. پس از انجام آزمایشات معمول فیزیکوشیمیایی، یک آفق زیرسطحی از هر پروفیل بمنظور مطالعات X-ray و میکروسکوپ الکترونی انتخاب و در نمونه خاک این آفق ها، خالص سازی رس صورت گرفت (۷). در نهایت جهت تعیین نوع و مقدار نسبی کانیها و مطالعه شکل کانی پالیگورسکیت از دستگاه پراش اشعه X و میکروسکوپ الکترونی استفاده شد.

نتایج و بحث

واحدهای فیزیوگرافی و نام علمی خاک های مطالعه شده عبارتند از:

۱- رسوبات واریزه ای پای کوه با خاک Aridic Ustorthents

۲- دشتهای مرتفع قدیمی با خاک Gypsic Haplustepts

- ۳- دشت‌های دامنه‌ای با خاک Haplocalcidic Haplustepts
 ۴- دشت‌های آبرفتی رودخانه‌ای با خاک Typic Endoaquepts
 ۵- اراضی پست با خاک Fluvaquentic Endoaquolls
 ۶- دشت‌های سیلابی با خاک Typic Aquisalids

نتایج حاصله از دستگاه پراش اشعه X نشان می‌دهد که به جز پروفیل دشت سیلابی که فقط کانی کلریت و ایلیت در آن مشاهده شده، در بقیه پروفیل‌ها، کانی‌های پالیگورسکیت، اسکمکیت، اینیت و کلریت وجود دارند ولی مقدار نسبی این کانی‌ها متأثر از وضعیت زهکشی درونی خاک و نوع فیزیوگرافی متغیر می‌باشد. در تصاویر میکروسکوپ الکترونی نیز کانی‌های فیبری پالیگورسکیت بخوبی نمایان هستند که مقدار نسبی این کانی نیز تحت تأثیر وضعیت زهکشی درونی خاک و محیط خاک، در پروفیل‌های مختلف متغیر است. در اراضی دشت‌های سیلابی تنها کانی‌های کلریت و ایلیت در منحنی پراش اشعه X و تصویر میکروسکوپ الکترونی مشاهده شد که به نظر می‌رسد آبشویی زیاد در نیم‌رخ این خاک‌ها عدم پایداری فرم اراضی به دلیل جریانات سیلابی پی در پی، مانع از تشکیل کانی‌های اسکمکیت و پالیگورسکیت از کانی‌های اولیه گردیده است.

پالیگورسکیت در سایر واحدهای فیزیوگرافی مشاهده شد که مقدار آن با بالا آمدن سفره آب زیرزمینی و برقراری شرایط اشباعی کاهش می‌یابد بطوریکه در اراضی پست با کاهش مقدار این کانی مقدار کانی اسکمکیت افزایش یافته که بیانگر تبدیل آن به اسکمکیت تحت شرایط اشباعی می‌باشد.

در اراضی واریزه‌ای پای کوه به دلیل عدم ثبات این فرم اراضی و نبود فرصت کافی برای تبدیل کانی‌های اولیه به کانی‌های ثانویه، کانی‌های غالب کلریت و ایلیت می‌باشند. در اراضی مرتفع قدیمی که مواد مادری آن را گچ تشکیل می‌دهد کانی پالیگورسکیت بخوبی شکل شده است (۵).

مسنله مهم و قابل توجه در این واحدهای فیزیوگرافی، مورفولوژی یا شکل فیرهای کانی پالیگورسکیت است که متأثر از نوع واحد فیزیوگرافی و شرایط زهکشی درونی خاک می‌باشد. طول فیرهای این کانی و شکل ظاهری آن، اطلاعات جالبی را در مورد منشأ این کانی در اختیار ما قرار می‌دهد.

در اراضی مرتفع قدیمی که مواد مادری آن را گچ تشکیل داده است این کانی براحتی در حضور گچ می‌تواند بصورت درجا در خاک تشکیل یابد (۳). طول این کانی در این واحد فیزیوگرافی حدود $m\ 2$ و بصورت دسته هایی دیده می‌شود که عرض آنها به $m\ 0.15$ می‌رسد. طول بیشتر این کانی در این اراضی در مقایسه با سایر فرم‌های اراضی بیانگر محیطی مناسب برای تشکیل این کانی از محلول خاک و در حضور گچ می‌باشد، که با مطالعات سایر محققین نیز مطابقت دارد (۴،۳). در اراضی پست بدلیل شرایط تقریباً اشباعی، محیط برای تشکیل کانی اسکمکیت از پالیگورسکیت مساعدتر بوده و مقدار کانی پالیگورسکیت کم شده، و بر مقدار کانی اسکمکیت افزوده شده است. طول فیرها حدود $m\ 1.3$ و عرض آنها $m\ 0.07$ است و شکل ظاهری آن نشان دهنده تشکیل آن از محلول خاک است و بدلیل نوع خاص فیزیوگرافی و وجود آب زیرزمینی تشکیل پذورنیک این کانی محتمل می‌باشد (۳۶).

در واحد فیزیوگرافی رسوبات واریزه‌ای پای کوه، طول فیرها کم ($m\ 0.3$) بوده و فرم شکسته آنها نشاندهند انتقال این کانیها به دلیل ریزش مواد بالادست و رسوبگذاری پی در پی و شبیه زیاد این واحد فیزیوگرافی است. در دشت‌های دامنه‌ای که ثبات بیشتری داشته‌اند این فیرها طولی معادل $m\ 0.6$ دارند. بالاخره در دشت‌های رسوبی آبرفتی طول کم فیرها ($m\ 0.4$) و شکل شکسته آنها دلیلی بر حمل و انتقال آنها توسط رودخانه و رسوبگذاری آن دارد.

طول فیرهای کانی پالیگورسکیت و مورفولوژی آنها بعنوان معیاری از ثبات واحدهای فیزیوگرافی می‌تواند به حساب آیند که در این مطالعه ترتیب افزایشی طول فیر این کانی و به عبارت دیگر ثبات بیشتر فرم اراضی بترتیب زیر می‌باشد:

اراضی مرتفع قدیمی (μ 2) > اراضی پست (μ 1.3) > دشت‌های دامنه ای (μ 0.6) > دشت‌های رسوبی رودخانه ای (μ 0.4) > رسوبات واریزه ای پای کوه (μ 0.3)

از طرفی شکل ظاهری این کانی می‌تواند اطلاعاتی درباره منشأ این کانی در اختیار ما قرار دهد. بطوريکه اشکال شکسته ایس کانی در واحدهای فیزیوگرافی رسوبات واریزه ای پای کوه و دشت‌های رسوبی رودخانه ای نشانده‌هند نقل و انتقال آنها است، ولی اشکال ضویل و رشد یافته آن بخصوص در اراضی مرتفع (با ماده مادری گچی) و اراضی پست بیانگر تشکیل پذوپنیک این کانی از محلول خاک با از سایر کانیها می‌باشد.

منابع مورد استفاده

- 1- Abtahi, A. 1980. Soil genesis as affected by topography and time in calcareous parent materials. *Soil Sci. Soc. Am.J.* 44:329-336.
- 2- Abtahi, A. and F. Khormali. 2001. Genesis and morphological characteristics of Mollisols formed in a catena under water table influence in southern Iran. *Commun. Soil Sci. Plant Anal.* Volume 32, Issue 9 & 10.
- 3- Uswaran, H., and A.F. Barzanji. 1974. Evidence for the neoformation of attapulgite in some soils of Iraq. *Trans. Int. Congr. Soil Sci.*, 10th, 1974(Moscow) 7: 154-60.
- 4- Khadem, H., and A.R. Mermut. 1998. Source of palygorskite in gypsiferous Aridisols and associated sediments from central Iran. *Clay Miner.* 33: 561-578.
- 5- Khormali, F. 1997. Soil genesis and classification of three selected regions of Fars, Bushehr, and Khuzestan provinces. M. Sc. Thesis. College of Agriculture, Shiraz Univ. Shiraz, Iran.
- 6- Khormali, F. and A. Abtahi. 2001. Soil genesis and mineralogy of three different regions in Fars, Bushehr and Khuzestan . formed under highly calcareous conditions. *Iran Agric. Res.* Volume 20, Number 1.
- 7- Kittrick, J.A., and E.W.Hope. 1963. A procedure for the particle size separation of soils for X-ray diffraction analysis. *Soil Sci.* 96: 312-325.
- 8- Singer, A., and K. Norrish. 1974. Pedogenic palygorskite occurrence in Australia. *Am. Miner.* 59: 508-517.