

بررسی خصوصیات شکل شناختی و کانی شناختی یک ورتی سول در ناحیه نیمه خشک غرب ایران

پرویز شکاری و علی ابطحی

به ترتیب عضو هیات علمی دانشکده کشاورزی دانشگاه رازی و دانشیار گروه خاک شناسی دانشگاه شیراز

مقدمه

خاکهای غنی از رسهای سیلیکاتی انساط پذیر بعلت مشکلات مدیریتی خاص و در عین حال خصوصیات شکل شناختی و رفتار مکانیکی جالب خود همواره از دیدگاه علم تشکیل خاکها مورد توجه بوده است. خواص شکل شناختی عمدۀ این خاکها شامل ساختمان منشوری در لایه‌های سطحی ترکهایی که تا عمق خاک ادامه دارند. ساختمان گوه‌ای شکل و سطوح براق رسی در افق‌های زیرسطحی، رنگ تیره، پدیده گلکای و ساختسار کاسه مانند منطقه اختلاط که در مقطع طولی این خاکها دیده می‌شود می‌باشد، این خاکها ممکن است اسیدی، خنثی یا قلیایی باشند و مواد آلی در آنها از کم تا زیاد متغیر است. در برخی موارد نیز سطوح براق رسی وجود ندارد و تنها اسفنوئیدها (واحدهای ساختمان گوه‌ای شکل) دیده می‌شوند. مواد مادری این خاکها را معمولاً "سنگهای آذرین بازی یا رسوبی غنی از رس تشکیل می‌دهند. از نظر کانی شناختی معمولاً رس غالب ورتی سولها اسمکتیت است که منشاء اصلی ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی آنهاست.

مواد و روشهای

خاکهای مورد بحث در دشت حسن آباد واقع در ۴۴ کیلومتری غرب شهرستان کرمانشاه قرار دارند. تشکیلات زمین شناسی منطقه را عمدتاً "آهکهای آسماری غنی از رس که تبلور مجدد یافته است تشکیل میدهد" (۶). این ورتی سولها بر روی واحد فیزیوگرافی فلاتهای منقطع دیده می‌شوند (۱). اقلیم منطقه مدیترانه‌ای گرم باسا تابستانهای گرم و خشک و زمستانهای سرد و مرطوب بوده و رژیم حرارتی و رطوبتی خاکها به ترتیب ترمیک (Thermic) و زریک (Xeric) است (۶).

خاکها از نظر شکل شناختی تشریح شده و تجزیه‌های بافت، مواد آلی، کربنات کلسیم معادل، ظرفیت تبادل کاتیونی، pH درصد رطوبت اشباع و تفرق اشعه X و میکروسکوپ الکترونی روی نمونه‌ها انجام شد.

نتایج و بحث

بر اساس نتایج تجربه فیزیکو-شیمیایی افچهای (جدول ۱) و خصوصیات شکل شناختی، خاک مورد بحث در حضور کربنات کلسیم زیاد می‌تواند دلیل خوبی برای اختلاط خاک و رانده شدن ذرات ریز تر به اعماق باشد. کاهش نامنظم کربن آلی با عمق نیز نشانگر ریزش خاک سطحی به داخل ترکهای و اختلاط خاک سطحی و زیرین می‌باشد.

جدول ۱ - خصوصیات فیزیکی و شیمیایی افچهای مختلف

افق	cm	عمق	کلاس بافت	لوم رسی سیلتی	٪	٪	٪	٪	٪	٪	٪	pH	EC ds/m	CEC meq/100g
Ap	-۲۷			۸/۸	۵۱/۲	۴۰	۱/۲۲	۲۳	۵۱	۷/۵	۰/۸۲	۲۸		
Bw	۲۷-۵۴		لوم رسی	۱۲/۴	۴۳	۴۴/۶	۰/۶۶	۲۳	۵۰	۷/۶	۰/۲۸	۲۱		
B2kss	۵۴-۱۶۰		رسی	۱۰/۸	۳۸/۶	۵۰/۶	۰/۱۰	۲۸/۵	۵۲	۷/۶	۰/۲۷	۲۱		

افزایش درصد کربنات کلسیم با عمق نیز مovid شستشوی کربناتها در فصل مرطوب است (۲) که از طریق رسوبات بادی ناشی از ارتفاعات جیران می شود. افق کلسیک مشاهده شده در این خاکها را می توان افق کلسیک قوی (۵) طبقه بندی کرد که در آن سخت دانه ها در امتداد ترکها، یعنی محل آغاز خشک شدن افق های زیرسطحی در فصل خشک، تجمع بیشتری نشان میدهد (۴). در افق های زیر سطحی خاک علائم تش برشی ناشی از تورم توده خاک در فصل مرطوب بصورت سطوح براق رسی و ساختمان گوه ای شکل مشخص است (۷). در قسمت سطحی نیمسرخ خاک ساختمان منشوری بزرگ که نتیجه تراوب خشک و مرطوب شدن است وجود دارد. بدلیل کشت و کار ممتد، ویژگیهای شکل شناختی خاص ورتی سولها به زیر لایه شخم محدود شده و ویژگیهای سطحی چون گیلگای و Self mulching دیده نمی شوند. در مجموع شاید نتوان ویژگیهای ورتی سولها بصورت تبییک در این خاکها مشاهده نمود که یکی از دلایل آن وجود مقدار زیاد کربنات کلسیم و اثر تبدیل کنندگی آن در انقباض و انبساط رس هاست (۳).

تحزیه های کانی شناختی نشانگر وجود اسمکتیت بعنوان کانی غالب در بخش رس خاکها بود. ظرفیت تبادل کاتیونی بسیار بالای خاک مovid این مطب است (جدول ۱). سایر کانیهای عمده بخش رس عبارتند از: پالی گورسکیت، ایلیت و کلریت هستند. افزایش اسمکتیت در این خاکها نسبت به سنگ مادر و کاهش همزمان در مقدار ایلیت و کلریت میتواند نشانگر تبدیل این دوکانی به اسمکتیت د. شرایط خاک باشد (۳). پالی گورسکیت نیز در خاک بیشتر از سنگ مادر است ولی بسیار کمتر از اسمکتیت. این کانی در سنگ مادر دارای الیاف بلند با تبلور بسیار خوب است که بصورت دستجات متراکم دیده میشود، حال آنکه در نمونه های خاک طول الیاف بسیار کوتاه تر و تبلور بسیار ضعیف میباشد. پیک بسیار قوی ۱/۰۵ نانومتر در منحنی XRD نسبت احتمالاً میتوان ادعا کرد که پالی گورسکیت در مجموع یک روند تخریبی را تحمل کرده و درحال تبدیل به اسمکتیت است (۲). لذا اسمکتیت فراوان در این خاکها علاوه بر توارث، منشا تبدیلی دارد، اگرچه احتمال اتوئنیک بودن بخشی از آنرا نیز نمیتوان رد کرد. بطورکلی میتوان گفت این ورتی سولها هوادیدگی شدیدی را تحمل نکرده اند و خصوصیات کانی شناختی آنها به سنگ مادر و سایر خاکهای منطقه شباهت زیادی دارد و حداقل میتوان آنها را بعنوان ورتی سولهایی با سن متوسط دانست. وجود آهک زیاد و مواد آلی کم موجب کمرنگی و نیز یکنواختی رنگ و همینطور تبدیل سایر ویژگیهای شکل شناختی شاخص ورتی سولها در این خاکها گردیده است.

منابع مورد استفاده

- ۱- موسسه تحقیقات خاک و آب. ۱۳۶۰. گزارش مطالعات خاکشناسی نیمه تفصیلی دشت‌های حسن آباد تالان دشت و بیونیج (استان کرمانشاه). نشریه فنی شماره ۶۰۱.
- 2- Abtahi,A.1980.Soil genesis as affected by topography and time in calcareous parent materials. Soil Sci . Soc. Am. J.44:329-336.
- 3- Acquaye,D. K.,G. N. Dowu,A. R. Mermut, and R. J. St. Arnaud.1992.Micromorphology and mineralogy of cracking soils from the Accra Plains of Ghana. Soil Sci. Am. J. 56:193-201.
- 4- Blokhuis,W. A ,Th. Pape, and S. Slanger.1969.Morphology and distribution of pedogenic carbonate insome Vertisols of Sudan. Geoderma 2:173-200.
- 5- Gile, L. H.,F. F. Peterson,,and R. B. Grossman.1966.Morphological and genetic sequences of carbonate accumulation in desert soils. Soil Sci. 101:347-360.
- 6- Shekari,P.1994.Genesis, morphology, and mineralogy of soils of Hassan-abad plain (Kermanshah Province). MSc Thesis.Agric. College ,Shiraz University.
- 7- Southerd ,R. J.,and R. C. Graham.1992.Cesium-137 distribution in a California Peleor erert: evidence of pedoturbation. Soil Sci. Soc. Am. J. 56:202-207.