

کانی‌شناسی و تکامل خاکهای تشکیل شده در تراس‌های آبرفتی حوزه گرگان‌رود

سید علی حسینی^۱، فرهاد خرمالی^۲، آرش امینی^۳، فرشاد کیانی^۴

۱-دانشجوی مقطع کارشناسی ارشد گروه علوم خاک دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، ۲-استاد گروه علوم خاک دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، ۳-ستادیار گروه علوم خاک دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، ۴- گروه زمین دانشگاه گلستان

چکیده

جهت مطالعه تکامل خاکهای تراس‌های آبرفتی، یکی از سرشاخه‌های گرگانزود در منطقه کالله انتخاب و سپس حفر پروفیل و نمونه برداری انجام شد. به منظور بررسی اثر زمان بر روی تکامل خاک خصوصیات فیزیکوشیمیایی و کانی‌شناسی مورد بررسی قرار گرفت. بطور کلی میزان ظرفیت تبادل کاتیونی، ماده‌الی، درصد رس و سیلت برخلاف درصد شن و کربنات کلسیم معادل از تراس‌های بالایی به سمت تراس‌های انتهایی روند کاهشی نشان داد. خاک تراس‌های بالایی متکامل ترند و در گروه بزرگ تیپیک کلسی زریت و تراس‌های میانی با شرایط اکویک در زیرگروه اکویک هاپلوزرپت قرار می‌گیرند تراس‌های انتهایی که دارای بافت درشتتری هستند در راسته انتی‌سول طبقه‌بندی می‌شوند. بررسی‌های کانی‌شناسی نشان داد که کانی‌های موجود در تمامی تراس‌ها شامل اسمنتکایت، مسکوایت، کلرایت و کایولینیات می‌باشد. بنابرین تمامی تراس‌ها از نظر کانی‌شناسی یکسان هستند بجز اسمنتکایت که در تراس‌های بالایی به جهت تکامل بالاتر، نسبت به تراس‌های پایینی دارای مقدار بیشتری است.

واژه های کلیدی: کانی شناسی، تراس آبرفتی، خاک

مقدمه

تکامل خاک‌ها متأثر از عوامل پنج گانه تشکیل دهنده خاک شامل اقلیم، ماده‌ی مادری، پستی و بلندی، موجودات زنده و زمان است. خاک‌ها پیوسته در حال تغییر بوده، با زمان تحول می‌یابند البته عامل زمان به طور غیر مستقیم در تکامل خاک مؤثر است. یک ردیف زمانی عبارت است از تشکیل و تغییر خاک به صورت تابعی از زمان و موقعیت اولیه و قدمی که سایر فاکتورهای خاکسازی ثابت باشند. پادگانه‌ها یکی از بهترین مکان‌ها برای مطالعه ردیف زمانی است. پادگانه‌ها سطوح زئومورفو‌لوژیکی گذاشته شده قدیمی هستند که با جریان‌های فعلی ارتباطی ندارند. عوامل عمده تشکیل دهنده پادگانه‌ها عبارتند از: کم شدن اب رودخانه‌ها، پسروی و پیشروی آب دریا و تخریب تکتونیکی یک دشت. خاک‌های تشکیل شده روی پادگانه‌ها برای مطالعه تاثیر زمان بر تکامل خاک بسیار مناسب و اطلاعات مهمی در مورد تغییرات اقلیمی ارائه داده و دوران‌های پایدار و ناپایدار را در رژیم رطوبتی گذشته مشخص می‌کنند. (تام، گا، سفیدی، و همکاران، ۱۳۸۱)

خصوصیات فیزیکو شیمیایی خاکها تا حد زیادی توسط کانی های خاک بویژه آنهاست که در محدوده اندازه رس هستند کنترل می شود. (خرمالی و همکاران، ۱۳۹۱) کانی های خاک شامل کانی های اولیه و شانویه می باشد کانی های اولیه معمولاً از سنگ های اذرین و دگرگونی منشا میگیرند در حالیکه کانی های ثانویه در دماهای پایین بوجود امده اند و از سنگ های رسوبی به ارث رسیده و یا در خاک در نتیجه هوادیدگی ایجاد می شوند (خرمالی و همکاران، ۱۳۹۱) کانی های خاک با توجه به خصوصیات فیزیکی و شیمیایی خاص خودشان، نسبت به هوادیدگی مقاومت نشان میدهند. کانی های اولیه با توجه به شرایط تشکیل، بر عکس کانی های ثانویه، کمترین مقاومت را نسبت به هوادیدگی دارند.

در تحقیقی بر روی سه پادگانه رودخانه سفیدرود (ترابی گلسفیدی و همکاران، ۱۳۸۱)، نتایج نشان داد که تکامل پروفیلی از دشت سیلابی رودخانه سفیدرود بطرف پادگانه‌های بالایی افزایش مواد آلی، ازت کل، ظرفیت تبادل کاتیونی و غیره نشانده‌ند تکامل خاک بطرف پادگانه‌های بالایی بوده است. همچنین مطالعات کانی‌شناسی بیانگر این است که کلایت از دشت سیلابی بطرف پادگانه میانی و بالایی در نتیجه افزایش سن، کاهش H^+ و شستشوی زیاد به کانی‌های اسمکتایت، رس‌های بین لایه‌ای و پرخی، کانی‌های مختلط نامنظم تبدیل شده است.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد مطالعه در حاشیه یکی از انشعابات رودخانه گرانبرود و در ۱۵ کیلومتری شمال شهر کلاله استان گلستان واقع شده است. این منطقه در عرض جغرافیایی $37^{\circ}30'$ شمالی و طول جغرافیایی $55^{\circ}22'38''$ شرقی واقع شده است. رودخانه مورد نظر شامل شش پادگانه می‌باشد. تمامی تراس‌ها برای کشت گندم و شالی مورد استفاده قرار می‌گیرند. بر روی هر یک از تراس‌ها پروفیلی به عنوان شاهد حفر و طبق سیستم رده‌بندی خاک آمریکایی تشریح گردید. از هر یک از افق‌ها نیز نمونه‌ای دست‌خورده برای آزمایشات فیزیکو‌شیمیایی و کانی‌شناسی برداشته شد و پس از هواختشک شدن از الک ۲ میلی‌متری عبور دادیم. بافت خاک به روش هیدرومتری (بویوکوس، ۱۹۶۲)، تعیین درصد اشباع (پیچ و همکاران، ۱۹۸۷)، درصد کربنات کلسیم معادل با تیتراسیون اسیدیته به همراه دستگاه pH متر و هدایت الکتریکی عصاره گل اشباع با استفاده از دستگاه EC

متراژ (پیج و همکاران، ۱۹۸۷) اندازه گیری شد. درصد کربن آلی خاک نیز به روش (پیج و همکاران، ۱۹۸۷) اندازه گیری شد. ظرفیت تبادل کاتیونی با استات آمونیوم تعیین شد (چاپمن، ۱۹۶۵).

بیست گرم نمونه خاک جهت خالص سازی رس توزین شد سپس جهت از بین رفتن عوامل شیمیایی سیمان کننده و جدا شدن ذرات رس از یکدیگر روش مهرا و جکسون (۱۹۶۰)، کیتریک و هوپ (۱۹۶۳) و جکسون (۱۹۷۵) ملاک عمل قرار گرفت.

طبق روش کیتریک و هوپ (۱۹۶۳) آماده سازی نمونه ها برای پراش پرتو ایکس انجام شد. دستگاه اشعه ایکس مورد استفاده برای شناسایی کانی ها مدل شیمیادزو XD-۶۱۰. که دارای لامپ مس $\lambda = 541\text{ nm}$ = آنگستروم و جریانی معادل ۴۰ میلی آمپر و ولتاژی برابر ۴۰ کیلوولت داشت. نمونه های تیمار با منیزیم از ۲۰ درجه ۲ و تیمارهای پتانسیم، اتیلن گلیکول و حرارت ۵۵۰ درجه سانتی گراد از ۱۵-۲ درجه ۲ مجاورت پرتو ایکس قرار گرفتند. برای مطالعه نیمه کمی کانی ها از سطح زیر منحنی پیک های رده اول کانی های یافته شده در تیمار منیزیم- گلیس رول به عنوان شدت پیک ها استفاده شد (جونز و همکاران، ۱۹۵۴) و شدت پیک های به دست آمده به عنوان معیاری برای نشان دادن مقدار تقریبی هر نوع رس به کار رفت.

نتایج و بحث

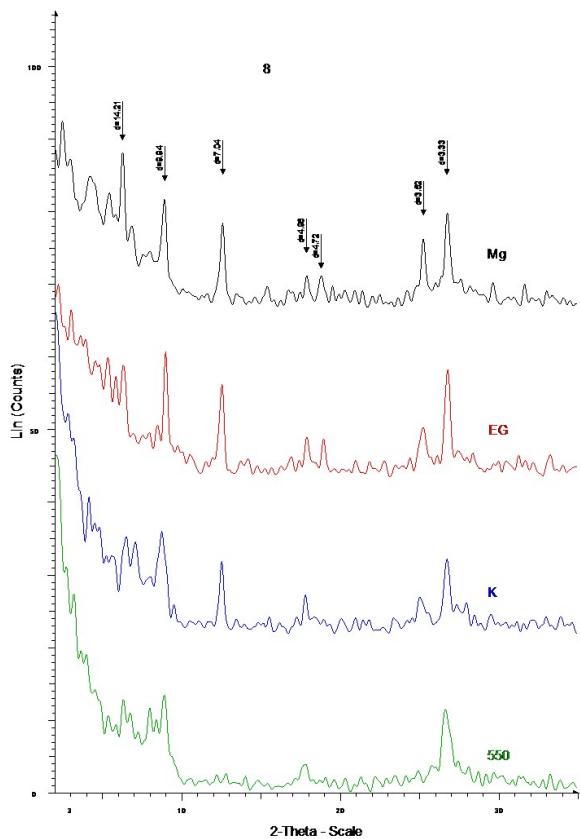
جهت مطالعه روند تکاملی خاک تراس های آبرفتی، از بین هفت پروفیل حفر شده سه مورد انتخاب و متوسط خصوصیات فیزیکوشیمیایی به همراه رده بندی پروفیل های انتخابی در جدول (۱) آورده شده است. تغییرات قابل ملاحظه ای در ذرات اولیه خاک مشاهده می شود. رس با نزدیک شدن به تراس های انتهایی رودخانه کاهش محسوسی نشان داد درصورتی که شن، روند افزایشی داشت. البته پروفیل تراس چهارم بافت سنگین تری نسبت به تراس های بالایی دارد که بدلیل کشت مکرر شالی است. واکنش خاک (pH) از تراس اول تا تراس هفتم تقریباً تعییر خاصی نشان نمی دهد که این نیز با خاطر شخم مکرر زمین های منطقه برای کشاورزی و بالا آمدن آهک افق های زیرین می باشد. میزان کربنات کلسیم معادل و ظرفیت تبادل کاتیونی به ترتیب روند افزایشی و کاهشی را از تراس های بالایی به طرف تراس های انتهایی نشان می دهد که نشانده نه تنها تکامل کمرتراس های مجاور بستر کنونی رودخانه می باشد. همچنین درصد کربن آلی در تراس های بالایی بیشترین مقدار، و در تراس های پایینی کمترین مقدار را دارد. با توجه به اطلاعات جدول شماره (۱) تراس های بالایی (پروفیل اول) بیشترین تکامل رانشان میدهد در صورتیکه تراس های انتهایی (پروفیل هفتم) جوانتر می باشند و کمترین تکامل را دارند.

جدول ۱- متوسط خصوصیات فیزیکوشیمیایی پروفیل های انتخابی

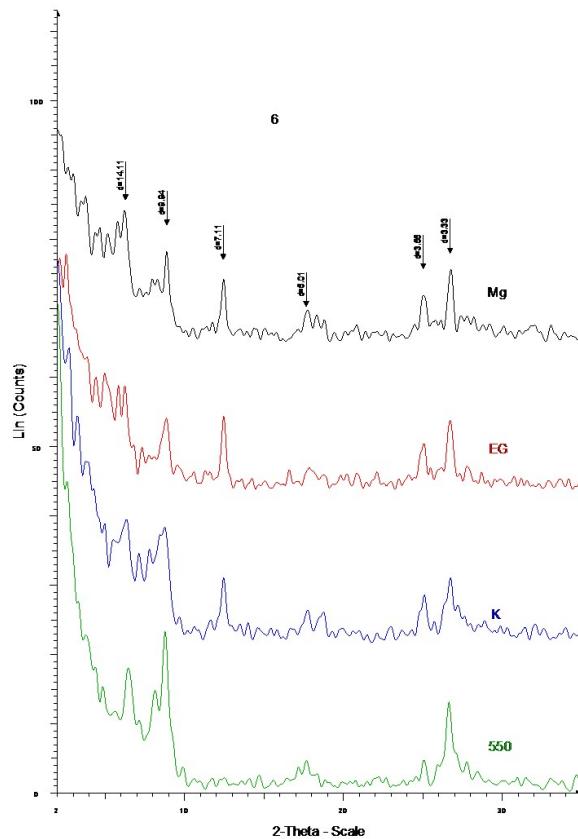
ظرفیت تبادل کاتیونی (CEC) cmol(+). kg ⁻¹	کربنات کلسیم معادل (CCE%)	کربن آلی OC%	pH	رنگ	رطوبت درصد اشباع SP%	هدايت الکتریکی (EC) dS.m ⁻¹	درصد شن	درصد رسیلات	درصد رس	مقاس cm)	شماره پروفیل و رده بندی خاک	ترass های بالایی
۷۶/۱۰	۴۶/۱۸	۱	۵/۱۷	۲۳/۱۴۶	۴۱/۴	۳/۵۱۸	۳/۱۶۹	۳/۵/۲	۰-۱۱	Typic Calcixerolls P1	ترass های بالایی	
۰/۹۱۴	۲۹/۱۸	۷۵/۱۰	۷/۹/۷	۲۴/۱۵۳	۸۲/۲	۴/۱۶	۶/۱	۳/۳۲	۰-۱۲	Aquic Haploxerepts P4	ترass های میازی	
۵/۶	۷۵/۳۶	۳/۰	۵/۲/۷	۹۴/۱۲۵	۳۸/۲	۳/۶	۳/۱۴۲	۷/۲۱	۰-۱۲	Lithic Xerorthents PV	ترass های انتهایی	

نتایج بدست آمده از مطالعات کانیشناسی (شکل ۱) افق C تراس های اول، ترتیب فراوانی کانی های رسی را به صورت (۱۴۳۴۳۵) نشان می دهد. ولی در افق های بالایی این تراس ها شاهد افزایش مقدار کانی اسمنتایت بودیم که دلیلی بر تکامل تراس مورد نظر می باشد. تراس دوم و سوم نیز مشابه تراس اول است که نشان میدهد که این تراس ها منشاء یکسانی دارند.

فراوانی کانی های رسی در افق ۱ Bg تراس چهارم به صورت (M>S>C>K) می باشد. در این تراس اسمکتایت حتی در افق C وجود داشت که احتمالاً با خاطر شرایط گلی تراس های میانی است. تراس پنجم نیز با داشتن شرایط گلی مشابه تراس چهارم است حسن نژاد و همکاران (۲۰۰۸) نوشتکری این کانی را در خاکهای با زه کشی ضعیف در شمال ایران گزارش نمودند.



شکل ۱) دیفراکتوگرام اشعه ایکس افق ۱ Bg تراس بالایی



شکل ۲) دیفراکتوگرام اشعه ایکس افق ۱ Bg تراس میانی

بررسی های کانی شناسی نشان داد که کانی های موجود در تمامی تراس ها شامل اسمکتایت، مسکوایت، کلرایت و کایولینایت می باشد. بنابرین تمامی تراس ها از نظر کانی شناسی یکسان هستند بجز اسمکتایت که در تراس های بالایی به جهت تکامل بالاتر، نسبت به تراس های پایینی دارای مقدار بیشتری است. در تراس های انتهایی اسمکتایت بسیار کمتر از تراس های بالاتر ثبت شد. با توجه به اینکه تراس های انتهایی متأثر از رسوبات رودخانه ای هستند دلیل کمبود اسمکتایت را جنس مواد مادری رسوبات آبرفتی در نظر گرفت.

منابع

- ترابی گل سفیدی، ح. و کریمیان اقبال، م. ۱۳۸۱. بررسی تکامل خاک در یک ردیف زمانی روی پادگانه های حاشیه رودخانه سفیدرود در گیلان مرکزی. مجله علوم خاک و آب، جلد ۱۶، شماره ۱، صفحه ۹۵-۱۱۱.
- خرمالی، ف. ۱۳۹۱. کانی های رسی (ویژگی ها و شناسایی). انتشارات نوروزی.
- Bouyoucos, G. J. (1962). Hydrometer method improved for making particle size analysis of soils. Agron. J. 54, 464-465.
- Chapman, H. D. (1965). Cation exchange capacity. In: Methods of Soil Analysis. Part 2. Black, C. A. (Ed.). American Society of Agronomy, Madison, Wisconsin, USA.
- Jackson, M.L. ۱۹۷۵. Soil Chemical Analysis. Advanced Course. University of Wisconsin, College of Agriculture, Department of Soils. Madison, Wisconsin, USA.



Page, M. C., Sparks, D. L., Noll, M. R. and Hendricks, G. J. (۱۹۸۷). Kinetics and mechanisms of potassium release from sandy Middle Atlantic Coastal Plain Soils. *Soil. Sci. Soc. Am. J.* ۵۱, ۱۴۶۰-۱۴۶۵.

Mehra, O.P., and Jackson, M.L. ۱۹۶۰. Iron oxide removal from soils and clays by a dithionite citrate system with sodium bicarbonate. *Clays and Clay Minerals*, ۷: ۳۱۷-۳۲۷.

Kittrick, J.A., and Hope, E.W. ۱۹۶۳. A procedure for particle size separation of soils for x-ray diffraction. *Soil Sci.* ۲۵: ۶۲۱-۶۲۹.

Hassan Nejad H., Pashaei A., Khormali F., and M., Mohammadian, ۲۰۰۸. Effect of soil moisture regime and rice cultivation on mineralogical characteristics of paddy soils of Mazandaran Province, Northern Iran, Amol. *international Journal of Soil Science.* ۳(۳): ۱۳۸-۱۴۸.

Abstract

To study the development of soils on river terraces, a branch of Gorganrood river terrace located in Kalaleh region was selected and samples were taken. For illustration of time effect on soil development, physic-chemical and mineralogical properties were measured. Results showed that cation exchange capacity, organic matter, clay and silt percent despite of sand and CCE reduced from upper terraces to lower terraces. Soils of the upper terraces are more developed classified as Typic Calcixerpts. Middle terrace soils with aquic condition were classified as Aquic Haploxerpts. At lower terrace soils with coarser texture, soils were classified as Entisols. Mineralogical analysis showed that minerals present in all terraces were smectite, muscovite, chlorite, kaolinite. Therefore all terraces were similar in type of minerals except for smectite amount which increases in upper terraces due to more soil development compared to lower terraces.