

بررسی و مطالعه علت ضعیف بودن منحنی پراش پرتوایکس در خاکهای آهکی منطقه سپیدان استان فارس

شهرام محمودسلطانی و علی ابطحی

بخش خاکشناسی دانشکده کشاورزی دانشگاه شیراز

مقدمه

پیدایش خاک بخشی از دانش خاکشناسی است که مطالعه و تدوین مدلها، فرآیندها، عوامل و علل مربوط به تشکیل و تحول و تکامل خاک را در بر می‌گیرد(۱). بنابراین شناخت و دستیابی به فاکتورهای فوکوس انسان را در فهم مسیر حرکت خاک به حدنهایی تکامل باری می‌دهد. بررسی مکانیزم‌های مختلف و موثر در پیدایش خاک دیدگاه وسیعی را بر جگونگی استفاده از آن در پیش روی مامی گشاید(۲).

هدف از این مطالعه بررسی علل ضعیف بودن منحنی‌های پراش پرتوایکس در خاکهای آهکی منطقه سپیدان استان فارس با محدوده کربنات کلسیم معادل ۷.۵٪ تا ۹.۲٪ می‌باشد.

بررسی نمودارهای پراش پرتوایکس نمونه‌های رسی مربوط به افق‌های سطحی وزیرسطحی به استثنای آن گروه از افق‌های B و C که دارای تجمع رس و آهک ثانویه است نشان می‌دهد که اغلب میکروگراف‌ها ضعیف بوده و خاکی از ضعف ساختار بلوری و گرایش به سمت موادبی شکل می‌باشند (پدونهای ۱/۱ و ۱/۷ و ۱/۶ و ۴/۱ و ۴/۲ و ۶/۲).

در حالی که نمودارهای مربوط به افق Bt و Ck (پدونهای ۱/۱ و ۲/۲ و ۳/۲ و ۵/۲) که حاوی مقادیر رس بیشتر و تجمع آهک ثانویه زیادتری است میکروگراف‌ها قوی بوده و از شبکه بلوری قوی تر کانی‌های آن حکایت می‌کند. این تفاوت حتی در وضعیت کانی‌شناسی نمونه‌های مورد مطالعه نیز بروز کرده است. کانی‌های غالب در افق‌های بالایی ایلیت، کلرایت، کاتولینت با منحنی‌های ضعیف بوده ولی در افق‌های پائینی حاوی رسهای باساختار بلوری قوی از انواع اسمکتیت، میکاوبالی گورسکیت است(۳).

براساس نظریه رهیلس(۴) هرگاه یک محلول غیراشباع از مقادیر کم، کربنات کلسیم و سیلیس (ابتداً بارندگی) درازحرکت عمقی آب از میان مواد آهکی که حاوی دانه‌های آلومینوسیلیکات (کانی رسی توارشی) باشد عبور کند این محلول مقادیر زیادی کربنات کلسیم و مقادیر نیزسیلیس را در خود حل کرده و زمانی که این محلول با کربنات کلسیم به حالت اشباع برسد با اندکی تغییر در pH یا درجه حرارت به حالت فوق اشباع برسد. کربنات کلسیم در این حالت می‌تواند رسوب نموده، در حالی که سیلیس هنوز می‌تواند تازمانی که محلول باسیلیس نیز اشباع گردد، به صورت محلول باقی بماند. این پدیده رسوب گذاری - حلایت نشان می‌دهد که چگونه کربنات کلسیم پدوزنیکی جای دانه‌های آلومینوسیلیکات را شغال کرده و سیلیس بی‌شكل نیز می‌تواند با کربنات کلسیم رسوب نماید. این موضوع در اغلب خاکهای آهکی دیده می‌شود (۴، ۵، ۶، ۷). رسوب گذاری این دو کانی نیاز به وجود کربنات کلسیم اضافی در خاک دارد که توسط گرد و غباریا مواد مادری آهکی تامین می‌گردد(۷).

براین اساس نمودارهای پراش پرتوایکس نمونه‌های رس خاک در این مناطق دارای منحنی‌های ضعیف و با گرایش به سمت موادبی شکل است. این موضوع توسط میکروگرافهای افق‌های سطحی پدونهای شماره ۶/۳، ۴/۱، ۱/۱ نشان داده شده است. این در حالی است که بخش‌های پایینی پدونهای علت انتقال مواد شستشو شده بالایی دارای بلورهای قوی بوده و میکروگرافهای واضح از خود نشان می‌دهد. منحنی‌های پرتوایکس افق‌های B و C پدونهای ۱/۱ و ۲/۲ و ۳/۲ و ۵/۲ و ۶/۳ همگی شبکه بلوری مناسبی را نشان میدهند. همچنین ذکر این نکته ضروری است که هرچه تکامل خاک کمتر باشد، ضعف منحنی‌ها شدیدتر است (میکروگراف مربوط به پدون ۶/۳).

این موضوع با ترکیب کانی شناسی این پدونها نیز رابطه مستقیم دارد. در لایه های بالایی باشکه بلوری ضعیف، کانی های توارثی ایلیت و کائولینیت و کلرایت است و در افقهای پایینی اسمنتیت پیدایشی بخش عمده کانیها را تشکیل می دهد.

منابع مورد استفاده

- 1.BouL,S.W.,Hole,F.D.,andR.J.McCracken.1973.Soil genesis and classification.The Iowa state univ. press. Am.U.S.A. 360p.
- 2.carrol,D.1970.clayminerals.A guide to the X-rayidentification. Geol.Soc.Am.Spec. Pub. 126. Boulder, Colo.80p.
- 3.Dixon,J.B.,Weed,S.B.,andJ.A.Kittrick.1977.Mineralsin soil environments.Soil. Sci. Soc. Am. Madison,wis.U.S.A.948.p.
- 4.Reheis,M.C.1986.Pedogenic replacment of silicate grains by CaCO₃. Geol.Soc.Am.Abst.Prog. 18(2).174.
- 5.Reheis,M.C.1987.Soils in granitic calluvium creek,carboncounty,Montana.U.S.Geol.Sur. Bull. 1590d.71pp.
- 6.Reheis,M.C.1988.Pedogenic replacement of Alomino-silicate grains by CaCO₃ in Ustollic Haplargids.south central Montana.U.S.Geoderma.41:243-261.
- 7.Taylor,E.M.andR.R.Shroba.1986.Morphology of secodary carbonate and opaline silicate in soils of different ages at the Nevada test site,Nye conty,Nevada.Geol.Soc.Am.Abst.Prog. 19:769.
- 8.Watts,N.L.1980.Quaternary calcerates from the Kalahari (southern Africa).Mineralogy, genesis and diagenesis.Sedimentology.27:661-686.