

نسبت کمیت - شدت پتاسیم و هم بستگی پارامترهای آن با خصوصیات خاک در تعدادی از خاک‌های ایران

علیرضا حسین پور^۱ و محمود کلباسی^۲

چکیده

یکی از روش‌های تعیین وضعیت پتاسیم خاک، استفاده از منحنی‌های کمیت به شدت (Q/I) و پارامترهای آن است. تحقیق حاضر برای رسم منحنی‌های Q/I ، و به دست آوردن پارامترهای آن برای تعدادی از خاک‌های منطقه مرکزی و شمال ایران، و هم‌چنین تعیین ارتباط پارامترهای مذکور با بعضی از ویژگی‌های خاک، بر روی ۱۵ خاک انجام گرفت. زیر نمونه‌هایی از هر خاک، با محلول‌های دارای نسبت فعالیت پتاسیم (AR^k) متفاوت به تعادل رسانیده شد، و تغییر غلظت پتاسیم در محلول (ΔK)، به عنوان تابعی از نسبت فعالیت پتاسیم اندازه‌گیری گردید. با استفاده از اطلاعات به دست آمده، منحنی‌های Q/I برای هر خاک رسم و پارامترهای آن تعیین شد. هم‌چنین، هم‌بستگی بین پارامترهای Q/I و بعضی از ویژگی‌های خاک‌ها تعیین گردید.

منحنی‌های Q/I به دست آمده، شکل معمول گزارش شده در منابع را نشان داد، ولی از نظر پارامترهای AR^0 ، PBC^k ، ΔK^0 و K_X ، تفاوت‌های زیادی بین خاک‌ها مشاهده شد. نسبت فعالیت پتاسیم در حال تعادل (AR^0) بین $0/005$ تا $0/532$ با متوسط $0/20$ ($mmol L^{-1}$)، ظرفیت بافری پتانسیم (PBC^k) بین $4/4$ تا $76/3$ با متوسط $0/5$ ($mmol kg^{-1}$)، ظرفیت تبادل (ΔK^0) بین $0/07$ تا $0/737$ با متوسط $0/25$ $cmol kg^{-1}$ و پتاسیم سخت قابل تبادل (K_X) بین $0/23$ تا $0/55$ با میانگین $0/3$ $cmol kg^{-1}$ ، متغیر بود. مطالعه هم‌بستگی بین پارامترهای Q/I و خصوصیات خاک، حاکی از هم‌بستگی معنی‌دار بین PBC^k و CEC ($r=0/66$)، AR^0 با درصد پتاسیم تبدلی ($r=0/76$) و AR^0 با پتاسیم محلول ($r=0/89$) بود. هم‌چنین بین ΔK^0 و مقدار پتاسیم تبدلی، هم‌بستگی معنی‌داری ($r=0/79$) مشاهده گردید. به دلیل تفاوت زیاد بین خصوصیات فیزیکی و شیمیایی خاک‌های مطالعه شده، ضرایب هم‌بستگی بین خصوصیات خاک و پارامترهای Q/I بالا نبود.

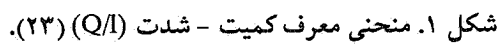
واژه‌های کلیدی: پتاسیم، کمیت - شدت

مقدمه

مقدار پتاسیم تبدلی اندازه‌گیری شده به وسیله استات آمونیوم یک نرمال، به عنوان روشی برای ارزیابی وضعیت پتاسیم قابل جذب خاک و تعیین نیاز گیاه به کودهای پتاسیمی، به طور گسترده مورد استفاده قرار گرفته است. هر چند در مطالعه انجام

۱. استادیار خاک‌شناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه بوعلی سینا همدان

۲. استاد خاک‌شناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه صنعتی اصفهان



ΔK° برآورد بهتری برای پتاسیم نشان‌دار، در مقایسه با پتاسیم تبدالی می‌باشد، به طوری که مقادیر بالای ΔK° نشان‌دهنده آزاد شدن بیش‌تر پتاسیم در محلول خاک است. در این باره، اسپارکس و لیبهارت (۲۳) دریافتند که مقادیر ΔK° در افق زیر سطحی، به مقدار پتاسیم عصاره‌گیری شده با استات آمونیوم نزدیک است. در حالی که در افق زیر سطحی، مقدار پتاسیم عصاره‌گیری شده به وسیله استات آمونیوم، به طور قابل ملاحظه‌ای بیش‌تر از مقدار ΔK° بود. این تفاوت به مقدار

K_x = شاخصی از مقدار پتاسیم جذب شده در محل های اختصاصی، که پتاسیم سخت قابل تبادل نامیده می شود

- ५५

تبادل یون پتاسیم با یون‌های کلسیم و منیزیم، E_x نشان‌دهنده مقدار کاتیون‌های تبدلی، و a نشان‌دهنده فعالیت یون در محلول می‌باشد.

با بازآرایی معادله بالا، داریم:

$$[E_x K] = [0.5 E_{x \text{ Ca}} + 0.5 E_{x \text{ Mg}}] K_G \quad [3]$$

$$\cdot (a_K) / (a_{Ca} + a_{Mg})^{0.5}$$

و یا:

$$[E_x K] = AR^k \cdot K_G \cdot [0.5 E_{x \text{ Ca}} + 0.5 E_{x \text{ Mg}}] \quad [4]$$

چون در بیش‌تر خاک‌های کشاورزی، $[E_x K] < [0.5 E_{x \text{ Ca}} + 0.5 E_{x \text{ Mg}}]$ می‌باشد، معادله ۴ می‌تواند به عنوان یک معادله خطی در نظر گرفته شود، که در آن $[E_x K]$ متغیر وابسته، AR^k متغیر مستقل و $K_G [0.5 E_{x \text{ Ca}} + 0.5 E_{x \text{ Mg}}]$ شیب آن است. بدین ترتیب، براساس رابطه گاپون، بین مقدار پتاسیم تبدلی $[E_x K]$ و نسبت فعالیت پتاسیم در محلول خاک (AR^k)، به طور نظری رابطه‌ای خطی برقرار است. با تقسیم رابطه ۴ بر CEC و با این فرض که $CEC = [0.5 E_{x \text{ Ca}} + 0.5 E_{x \text{ Mg}}]$ داریم.

$$[E_x K] / CEC = K_G \cdot AR^k \quad [5]$$

و یا:

$$EPP = 100 \times K_G \cdot AR^k \quad [6]$$

که EPP درصد پتاسیم تبدلی می‌باشد.

اگر دو طرف معادله ۴ را بر AR^k تقسیم نموده و از آن مشتق جزئی بگیریم، معادله زیر به دست می‌آید:

$$\delta [E_x K] / \delta AR^k = K_G [0.5 E_{x \text{ Ca}} + 0.5 E_{x \text{ Mg}}] [V]$$

چون در بیش‌تر خاک‌های کشاورزی، مقدار پتاسیم تبدلی $[E_x K]$ نسبت به CEC ناچیز است، لذا رابطه ۷ را می‌توان به صورت زیر نوشت:

بیش‌تر محل‌های جذب اختصاصی پتاسیم در افق زیر سطحی نسبت داده شده است. یون آمونیوم با شعاع $1/43A^\circ$ ، می‌تواند جانشین یون پتاسیم با شعاع $1/33A^\circ$ ، در محل‌های جذب اختصاصی پتاسیم شود، و در این خاک‌ها (خاک‌های غنی از کانی‌های میکایی)، استات آمونیوم، پتاسیم تبدلی را بیش‌تر از مقدار واقعی آن برآورد می‌کند (۱۹).

PBC^k نشان‌دهنده توانایی بالقوه خاک، برای نگه داشتن شدت مناسبی از پتاسیم در محلول خاک بوده و ممکن است با CEC ارتباط داشته باشد. معمولاً PBC^k بالا، نشان‌دهنده توان زیاد خاک، و PBC^k کم، نشان‌دهنده توان خاک کم، برای تأمین پتاسیم مورد نیاز گیاه و ضرورت کاربرد کودهای پتاسه است (۲۳).

سه عامل خاکی به عنوان عوامل اصلی کنترل‌کننده سرعت فراهم شدن پتاسیم، برای جذب به وسیله ریشه گیاه معرفی شده است. این سه عامل، که به طور موفقیت‌آمیزی برای ارزیابی وضعیت جذب پتاسیم به وسیله گیاه مورد استفاده قرار گرفته، عبارت است از: ۱. شدت پتاسیم در محلول خاک، ۲. قدرت بافری پتاسیم، و ۳. ضریب انتشار مؤثر پتاسیم در خاک (۱۶). شدت و قدرت بافری، مستقیماً از منحنی‌های Q/I پتاسیم به دست می‌آید. به دلیل این که منحنی‌های Q/I پتاسیم به صورت معمول در آزمایشگاه تعیین نمی‌شود، تحقیق در مورد پیدا کردن روابطی بین خصوصیات از خاک که به طور معمول در آزمایشگاه اندازه‌گیری می‌شود و پارامترهای Q/I مفید است.

برای سیستم دو جزئی پتاسیم - (کلسیم + منیزیم)، که عبارت کلسیم + منیزیم در آن نشان‌دهنده سیستمی است که کلسیم و منیزیم را به عنوان یک گونه یونی در نظر می‌گیرد (۵)، معادله گاپون را می‌توان به صورت زیر نوشت (۹).

$$K_G = [E_x K] \left[(a_{Ca} + a_{Mg})^{0.5} \right] / \left[0.5 E_{x \text{ Ca}} + 0.5 E_{x \text{ Mg}} \right] (a_K) \quad [2]$$

که در آن، K_G ضریب گزینش تبادل کاتیونی گاپون برای

$$PBC^k = (CEC) \cdot K_G \quad [8]$$

این رابطه نشان‌دهنده هم‌بستگی بین ظرفیت باف‌ری پتاسیم (PBC^k) و گنجایش تبادل کاتیونی (CEC) خاک می‌باشد. حالت‌های تعادلی پتاسیم در خاک‌های غیرآهکی، به وسیله کاربرد اصول تعادل ترمودینامیکی، و یا به وسیله روابط Q/I مطالعه شده است (۴). ولی مطالعات مشابه، در خاک‌های آهکی نواحی خشک و نیمه‌خشک محدود است. و انبلا دل و آهکی (۲۴)، هم‌بستگی بالایی بین مقدار ماده آلی خاک و ثابت‌های تبادل $Ca-Mg$ و $Ca-Na$ ، در خاک‌های آهکی مونت موریلونیتی مراکش مشاهده کردند. در مطالعه انجام شده به وسیله ایوانگلو و همکاران (۱۰)، نسبت فعالیت پتاسیم در حالت تعادل، شدیداً تحت تأثیر مقدار ماده آلی خاک بوده، به طوری که این مقدار، در خاک‌های با ماده آلی بالا حدود سه برابر آن در خاک‌های با ماده آلی کم بوده است. در این مطالعه، تجمع ماده آلی سبب افزایش CEC شده، اما PBC^k افزایش معنی‌داری نشان نداده است.

رابطه بین PBC^k و CEC در تعداد معدودی از خاک‌های معدنی مشاهده شده است. در مطالعه جیمز و پارا (۱۲)، رابطه خطی بین PBC^k و CEC، و بین AR° و EPP مشاهده شد. در مطالعه شایو و همکاران (۲۲)، بین نسبت پتاسیم تبدالی به مجموع کلسیم و منیزیم تبدالی و نسبت جذب پتاسیم رابطه خطی مشاهده گردیده است. در مطالعه انجام شده به وسیله الکنانی و همکاران (۴)، در خاک‌های آهکی رابطه معنی‌داری بین PBC^k و CEC وجود نداشت. هم‌چنین رابطه بین حلالیت کلسیت و PBC^k یا CEC معنی‌دار نبود. در این مطالعه، هم‌چنین PBC^k در مقابل حاصل‌ضرب CEC و حلالیت کلسیت رسم شد، که ضریب هم‌بستگی آن نزدیک به ضریب هم‌بستگی بین PBC^k و CEC بود. این نشان‌دهنده حداقل اثر حلالیت کلسیت بر روابط PBC^k و CEC می‌باشد. در این مطالعه، وقتی که PBC^k به عنوان تابعی از حاصل‌ضرب ضریب

تبادل و CEC رسم گردید، ضرایب هم‌بستگی به مقدار زیاد افزایش یافت، و بیش‌ترین ضریب هم‌بستگی موقعی بود که ضرایب تبادل ترمودینامیکی وانسلو^۱ در نظر گرفته شد (۴). در سال‌های اخیر، مسئله استفاده از کودهای پتاسه در ایران مطرح شده و مقدار مصرف آن رو به افزایش می‌باشد. در این باره، آگاهی از وضعیت حاصل‌خیزی خاک از نظر پتاسیم ضروری است. بدین منظور، این تحقیق با هدف تعیین منحنی‌های Q/I پتاسیم و ارتباط پارامترهای آن با خصوصیات خاک، در تعدادی از خاک‌های منطقه مرکزی و شمال ایران انجام شد.

مواد و روش‌ها

پانزده نمونه خاک سطحی (صفر تا ۳۰ سانتی‌متر)، از گروه‌های بزرگ خاک در استان‌های اصفهان، چهارمحال و بختیاری و گیلان انتخاب گردید. نمونه‌ها پس از خشک شدن در هوا و عبور از الک دو میلی‌متری، برای انجام آزمایش‌ها آماده شد. پ - هاش در نمونه‌های گل اشباع، قابلیت هدایت الکتریکی در عصاره‌های گل اشباع (۱۷)، بافت خاک با روش پیپت (۱۱)، ماده آلی با روش آکسایش تر (۱۷)، گنجایش تبادل کاتیونی با روش استات سدیم در $pH=7$ و پتاسیم تبدالی با روش استات آمونیوم یک مولار (۱۷) تعیین گردید. هم‌چنین پتاسیم غیرتبدالی با اسیدنیتریک یک مولار عصاره‌گیری شد (۳).

اطلاعات لازم برای رسم منحنی‌های Q/I پتاسیم، برای هر نمونه خاک، به شرح زیر به دست آمد: ۲۵ میلی‌لیتر محلول 0.002 مولار کلسیم (از کلرید کلسیم)، که غلظت پتاسیم (از کلرید پتاسیم) در آنها به ترتیب صفر، 0.1 ، 0.2 ، 0.4 ، 0.8 ، 1.6 ، 2.4 و 3.2 میلی‌مولار بود، به نمونه‌های دو گرمی هر خاک (در دو تکرار) اضافه و به مدت دو ساعت در دمای $299 \pm 1^\circ K$ تکان داده شد. پس از سانتریفیوژ کردن سوسپانسیون در 3000 دور در دقیقه به مدت پنج دقیقه، قابلیت هدایت الکتریکی (EC) عصاره خاک به وسیله دستگاه

1. Vanselo exchange coefficient

به صورت غیرخطی و در مقادیر بالای AR^k این رابطه خطی است، ولی از نظر مقدار AR^0 ، PBC^k ، ΔK^0 و K_x تفاوت‌های زیادی بین خاک‌ها مشاهده می‌شود، که نمایانگر وضعیت متفاوت پتاسیم در این خاک‌ها است (جدول ۲).

نسبت فعالیت پتاسیم در حالت تعادل AR^0 ، که معرف شدت پتاسیم نشان‌دار در خاک می‌باشد، دارای تغییرات $0.005-0.022$ با میانگین 0.0125 ($mmol L^{-1}$) است (جدول ۲). با توجه به معادله ۴، مقدار AR^0 تحت تأثیر سه عامل مقدار پتاسیم تبادلی، گنجایش تبادل کاتیونی و ثابت تبادل گاپون می‌باشد. در خاک‌های مطالعه شده، کم‌ترین AR^0 در خاک ۸ و بیش‌ترین آن در خاک ۷ مشاهده می‌شود (جدول ۲). در خاک ۷، به دلیل داشتن CEC نسبتاً پایین و هم‌چنین بالا بودن مقدار پتاسیم تبادلی، چنین چیزی نیز انتظار می‌رود. ولی در خاک ۸، با داشتن CEC و مقدار پتاسیم تبادلی متوسط، نسبت فعالیت پتاسیم در حال تعادل (AR^0) کم‌ترین مقدار است، که احتمالاً به دلیل زیاد بودن ثابت تبادل گاپون در این خاک می‌باشد. در خاک‌های دیگر نیز AR^0 بسته به مقدار گنجایش تبادل کاتیونی و مقدار پتاسیم تبادلی متفاوت است. ضمناً مقدار پتاسیم سخت قابل تبادل در خاک ۸ بالا بوده (۹۸ درصد پتاسیم تبادلی)، که این امر سبب کاهش AR^0 در این خاک شده است (جدول ۲). با توجه به معادله ۴، می‌بایستی بین AR^0 و پتاسیم تبادلی رابطه‌ای وجود داشته باشد. اگر چه این رابطه وجود دارد ولی ضریب هم‌بستگی آن بالا نیست (جدول ۳)، که دلیل آن احتمالاً تنوع خاک‌ها و تفاوت خصوصیات فیزیکی، شیمیایی و مینرالوژیک خاک‌های مورد مطالعه بوده، که باعث تغییرات زیادی در مقدار ثابت تبادل گاپون شده است. معادله ۶ نشان می‌دهد که باید بین درصد پتاسیم تبادلی (EPP) و نسبت فعالیت پتاسیم AR^k نیز رابطه‌ای وجود داشته باشد. همان‌طور که در جدول ۳ مشاهده می‌شود، بین درصد پتاسیم تبادلی و AR^0 رابطه‌ای معنی‌دار با ضریب هم‌بستگی 0.76 موجود است.

هدایت سنج، غلظت $Ca+Mg$ به وسیله تیترو کردن با EDTA و غلظت پتاسیم با روش اسپکتروسکوپی نشر اتمی اندازه‌گیری شد.

تغییر در پتاسیم تبادلی (ΔK)، از تفاوت غلظت پتاسیم در محلول اولیه و محلول تعادلی به دست آمد. برای محاسبه نسبت فعالیت پتاسیم (معادله ۱)، ابتدا قدرت یونی محلول‌ها (I) با استفاده از EC اندازه‌گیری شده و فرمول تجربی $EC = 0.13$ ($I = 0.13$) محاسبه گردید. سپس ضرایب فعالیت یون (λ_i)، با استفاده از معادله دیویس^۱ محاسبه شد. آن‌گاه فعالیت هر یون، با استفاده از فرمول $a_i = \lambda_i \cdot C_i$ و غلظت‌های اندازه‌گیری شده برای هر یون (Ci) تعیین گردید (۱۳). سپس با رسم ΔK در مقابل AR^k ، پارامترهای Q/I به دست آمد.

نتایج و بحث

بعضی از خصوصیات فیزیکی و شیمیایی خاک‌های مورد مطالعه در جدول ۱ نشان داده شده است. دامنه تغییرات بعضی از این خصوصیات مانند مقدار رس، ماده آلی و کربنات کلسیم معادل، حتی در میان خاک‌های یک منطقه وسیع است. دامنه تغییرات این سه ویژگی به ترتیب $205-528$ ، $45-7$ و $40-560$ گرم در کیلوگرم خاک می‌باشد.

گنجایش تبادل کاتیونی، شکل‌های مختلف پتاسیم و پارامترهای Q/I خاک‌های مورد مطالعه در جدول ۲ نشان داده شده است. نظیر بعضی از خصوصیات فیزیکی و شیمیایی (جدول ۱)، دامنه تغییرات پتاسیم محلول، تبادلی، غیرتبادلی و گنجایش تبادل کاتیونی بین خاک‌های یک منطقه و مناطق مختلف وسیع بوده و به ترتیب $0.05-0.35$ ، $0.13-0.92$ ، $0.09-0.47$ و $11-34$ سانتی مول در کیلوگرم می‌باشد.

شکل‌های ۲، ۳ و ۴ نمودارهای Q/I و معادلات بخش خطی خاک‌های مطالعه شده را نشان می‌دهند. نمودارهای مذکور شکل معمول گزارش شده در منابع را نشان می‌دهند. (۵، ۶، ۷، ۱۲ و ۲۵)، به طوری که در مقادیر کم AR^k ، رابطه ΔK و AR^k

جدول ۱. بعضی از ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک‌های مورد مطالعه

شماره خاک	محل نمونه برداری	pH	EC عصاره گل اشباع (dsm^{-1})	کربنات کلسیم ماده آلی معادل (g kg^{-1})	شن	سیلت	رس
اصفهان							
۱	سهره فیروزان	۷/۲	۱/۱	۳۶۵	۸/۴	۴۳۹	۳۴۹
۲	مینادشت	۷/۰	۱/۸	۴۲۰	۱۷/۰	۱۷۲	۵۲۸
۳	کبوترآباد	۷/۵	۱/۱	۴۳۰	۱۴/۰	۷۰	۳۷۲
۴	شهرک صنعتی	۷/۱	۲/۸	۵۶۰	۷/۸	۴۷۰	۳۶۲
۵	برآآن	۷/۰	۴/۲	۴۱۰	۲۱/۵	۲۰۸	۳۸۲
چهارمحال و بختیاری							
۶	لردگان (دشت جوانمردی)	۷/۵	۰/۸	۱۷۵	۱۲/۰	۴۷۷	۲۵۱
۷	سفیددشت (بروجن)	۷/۲	۰/۹	۱۹۲	۷/۰	۳۵۸	۲۴۷
۸	لردگان (روستای سینی)	۷/۳	۰/۸	۳۸۵	۱۴/۵	۳۵۵	۴۸۵
۹	دشت شهرکرد	۷/۰	۱/۰	۳۴۵	۱۷/۰	۱۱۵	۳۵۰
۱۰	دشت زری (چلگرد)	۷/۲	۰/۸	۲۴۰	۲۵/۰	۹۵	۵۰۵
گیلان							
۱۱	سالکویه	۵/۱	۰/۷	۴۰	۳۰/۰	۴۱۵	۲۵۰
۱۲	دافچا	۶/۵	۱/۱	۷۰	۴۵/۰	۸۶	۳۷۷
۱۳	اسطلک	۶/۷	۱/۰	۱۳۵	۲۸/۰	۱۳۰	۳۷۰
۱۴	ماشک تهرانچی	۶/۵	۰/۸	۷۵	۲۹/۰	۲۴۵	۲۸۵
۱۵	کومله	۴/۸	۰/۵	۹۰	۳۱/۰	۵۹۰	۲۰۵
دامنه		۴/۸-۷/۵۰	۰/۵-۴/۲۰	۴۰-۵۶۰	۷-۴۵	۷۰-۵۹۰	۱۶۰-۵۵۸
میانگین		۶/۸۰	۱/۳۰	۲۶۲	۲۰/۵۰	۲۶۶/۷۰	۳۷۸/۸

فعالیت پتاسیم در حال تعادل AR° ، در خاک‌های آهکی اسپانیا به دست آوردند ($r^2=0/762$) و $\text{AR}^\circ=0/00299\text{EPP}-0/00374$ همکاران (۲۲)، بین نسبت پتاسیم تبدیلی به مجموع کلسیم و منیزیم تبدیلی (EP) و نسبت جذب پتاسیم (PAR)، همبستگی بالایی مشاهده کردند ($r^2=0/95$) و $\text{EP}=0/134+0/026\text{PAR}$ براساس نظریات اسپارکس و لیبهارت (۲۳)، چنانچه AR°

در خاک‌های مطالعه شده، مقدار AR° در خاک ۸، با داشتن کمترین مقدار پتاسیم محلول حداقل، و در خاک ۷، با داشتن بیشترین مقدار پتاسیم محلول، حداکثر می‌باشد. در خاک‌های دیگر نیز چنین روندی مشاهده می‌شود. با توجه به رابطه به دست آمده (جدول ۳)، می‌توان نسبت فعالیت پتاسیم در حال تعادل را، که یکی از پارامترهای مهم نمودار Q/I می‌باشد، با اندازه‌گیری پتاسیم محلول برآورد کرد. جیمنز و پارا (۱۳)، همبستگی معنی‌داری بین درصد پتاسیم تبدیلی (EPP) و نسبت

جدول ۲. بعضی از ویژگی‌های شیمیایی و پارامترهای Q/I خاک‌های مورد مطالعه

شماره خاک	درصد پتاسیم گنجایش	پتاسیم محلول	پتاسیم تبادل	پتاسیم غیرتبادل	ΔK°	K_x	AR°	PBC^k
	تبادل کاتیونی	تبادل کاتیونی	تبادل	تبادل				
	تبادل	تبادل	تبادل	تبادل				
	$(mmol L^{-1})$	$(mmol L^{-1})$	$(mmol L^{-1})$	$(mmol L^{-1})$	$(mmol L^{-1})$	$(mmol L^{-1})$	$(mmol L^{-1})$	$(mmol L^{-1})$
	$(mmol kg^{-1})$	$(mmol kg^{-1})$	$(mmol kg^{-1})$	$(mmol kg^{-1})$	$(mmol kg^{-1})$	$(mmol kg^{-1})$	$(mmol kg^{-1})$	$(mmol kg^{-1})$
اصفهان								
۱	۲/۵۰	۱۳/۰	۰/۱۱	۰/۳۳	۳/۱۰	۰/۲۰۷	۰/۱۰	۱۲/۲۸
۲	۲/۴۰	۱۶/۵	۰/۱۳	۰/۴۰	۴/۶۰	۰/۳۴۹	۰/۰۴۳	۱۱/۸۵
۳	۵/۵۰	۱۴/۱	۰/۲۲	۰/۷۸	۴/۷۲	۰/۳۱۰	۰/۲۵۶	۱۸/۳۱
۴	۳/۹۰	۱۲/۴	۰/۲۰	۰/۴۸	۳/۴۰	۰/۲۲۹	۰/۳۲۴	۷/۷۷
۵	۷/۵۰	۱۱/۲	۰/۱۹	۰/۸۴	۴/۱۶	۰/۴۷۴	۰/۵۲۴	۶/۹۸
چهارمحال و بختیاری								
۶	۳/۴۰	۱۱/۰	۰/۱۳	۰/۳۷	۳/۳۷	۰/۲۸۳	۰/۰۹۹	۸/۷۲
۷	۷/۴۰	۱۲/۵	۰/۳۵	۰/۹۲	۴/۴۵	۰/۵۰۲	۰/۵۳۲	۸/۷۵
۸	۳/۵۰	۱۶	۰/۰۵	۰/۵۶	۴/۴۷	۰/۰۰۷	۰/۰۰۵	۱۳/۸۲
۹	۳/۴۰	۱۸/۲	۰/۱۱	۰/۶۲	۴/۴۲	۰/۱۴۳	۰/۰۹۲	۱۵/۶۰
۱۰	۱/۷۰	۳۴/۷	۰/۰۵	۰/۶۰	۲/۴۸	۰/۳۱۵	۰/۰۳۷	۷۶/۳۰
گیلان								
۱۱	۰/۷۸	۱۶/۵	۰/۰۷	۰/۱۳	۰/۹۰	۰/۰۹۵	۰/۱۱	۸/۶۰
۱۲	۲/۷۰	۳۳/۵	۰/۳۲	۰/۹۲	۴/۲۸	۰/۶۰۴	۰/۴۶۸	۱۲/۹۰
۱۳	۲/۹۰	۲۶/۵	۰/۲۲	۰/۷۶	۳/۳۱	۰/۷۳۷	۰/۰۲۳	۲۱/۹۰
۱۴	۱/۵۰	۲۷/۵	۰/۱۱	۰/۴۰	۲/۱۱	۰/۱۱۷	۰/۰۷۵	۱۵/۵۰
۱۵	۱/۰	۱۴/۷	۰/۰۷	۰/۱۵	۲/۲۵	۰/۰۰۹	۰/۱۴۱	۴/۴۰
دامنه	۰/۷۸-۷/۵	۱۱-۳۴/۷	۰/۰۵-۰/۳۵	۰/۱۳-۰/۹۲	۰/۹-۴/۷۲	۰/۰۰۷-۰/۷۳۷	۰/۰۰۵-۰/۵۳۲	۴/۴-۷۶/۳
میانگین	۳/۴۰	۱۸/۵۰	۰/۱۵	۰/۵۵	۳/۲۷	۰/۲۵	۰/۳۰	۱۶/۲۰

۲. پتاسیم سخت قابل تبادل

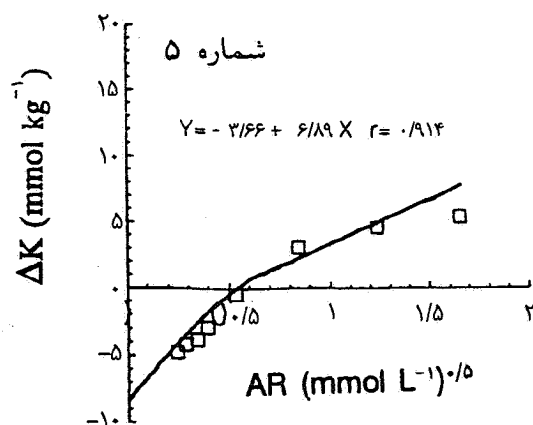
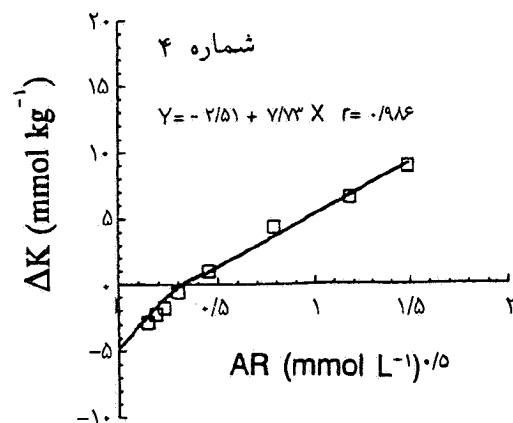
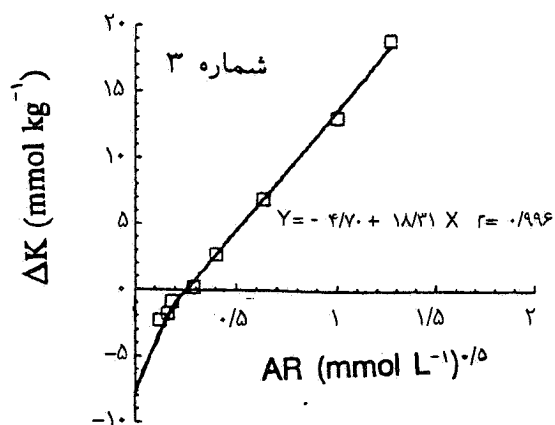
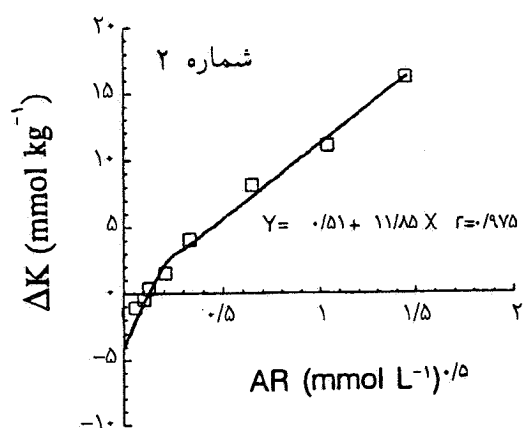
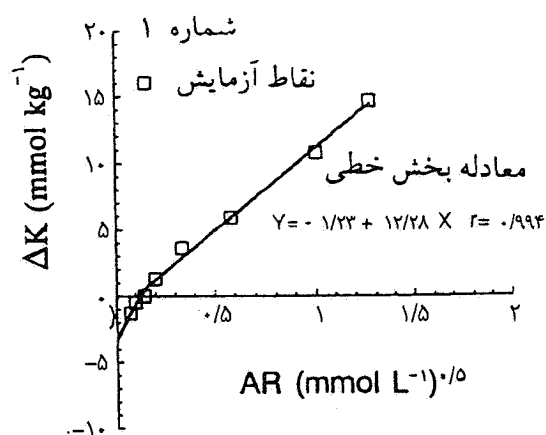
۴. ظرفیت بافری بالقوه پتاسیم

۱. شاخص مقدار پتاسیم نشان‌دار

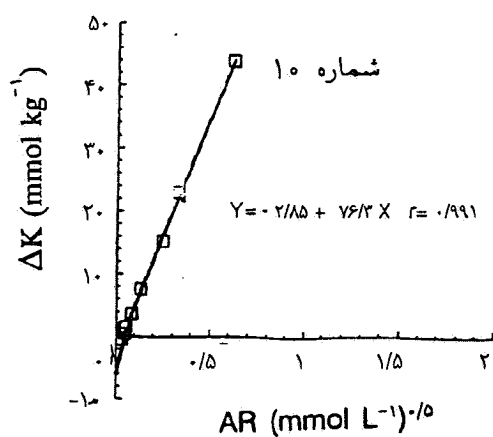
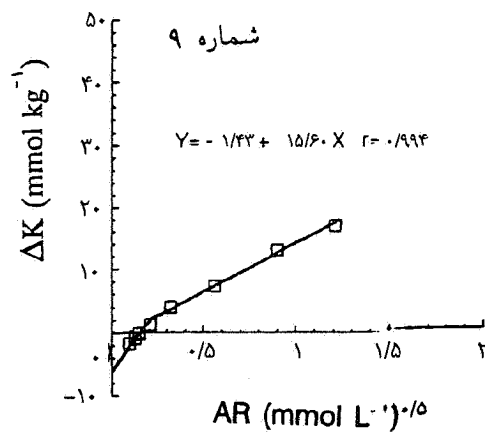
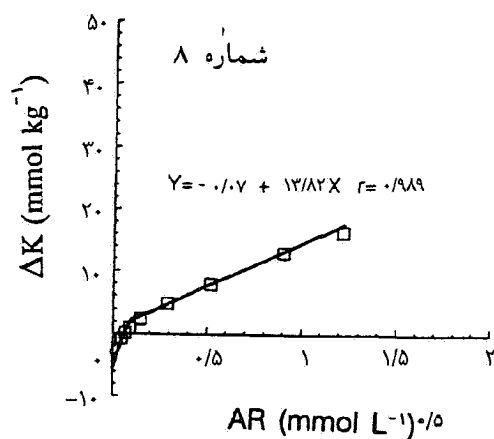
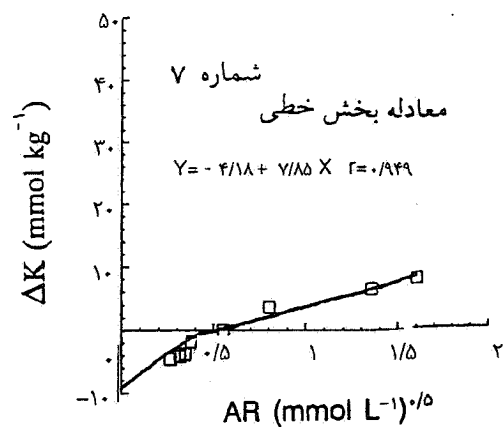
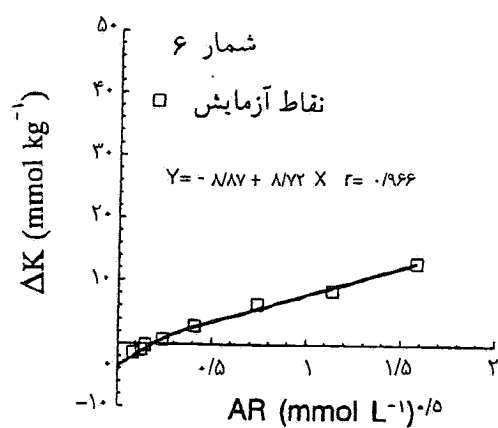
۳. نسبت فعالیت پتاسیم در حالت تعادل

توانایی خاک در حفظ فعالیت (شدت) پتاسیم در محلول خاک است، دارای تغییرات زیادی بین ۴/۴ تا ۷۶/۳، با میانگین $(mmol L^{-1})/(mmol kg^{-1})$ ۱۶/۲۰ می‌باشد (جدول ۲). بیش‌ترین مقدار PBC^k مربوط به خاک ۱۰ با بیش‌ترین ظرفیت تبادل کاتیونی است. در حالی که کم‌ترین مقدار PBC^k مربوط به خاک ۱۵ است که دارای کم‌ترین ظرفیت تبادل کاتیونی

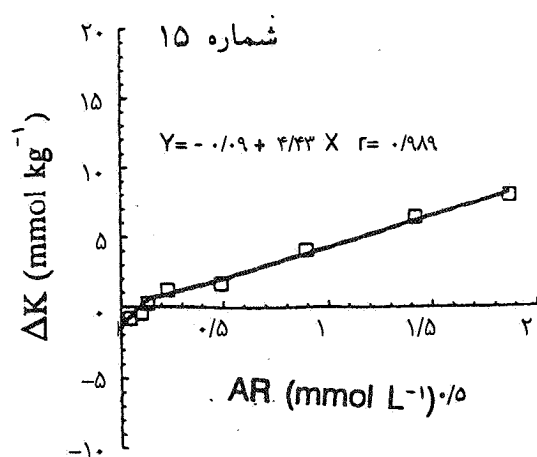
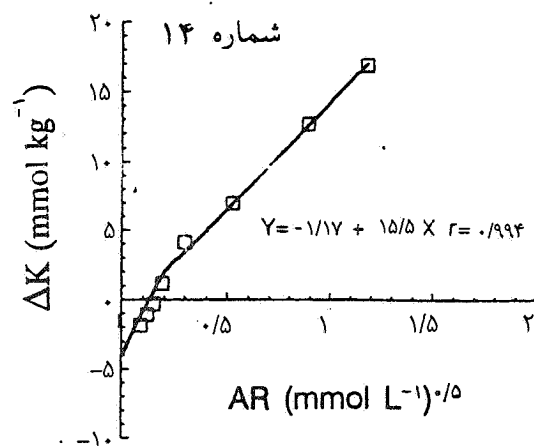
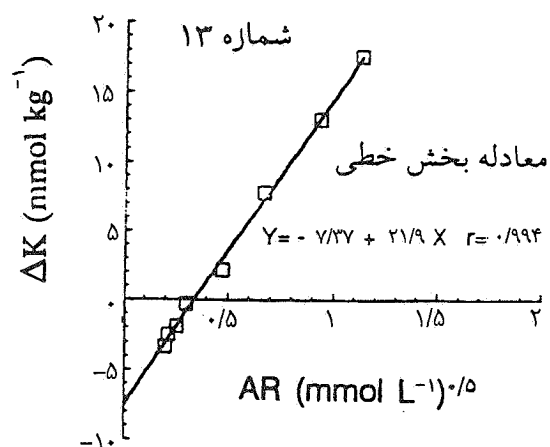
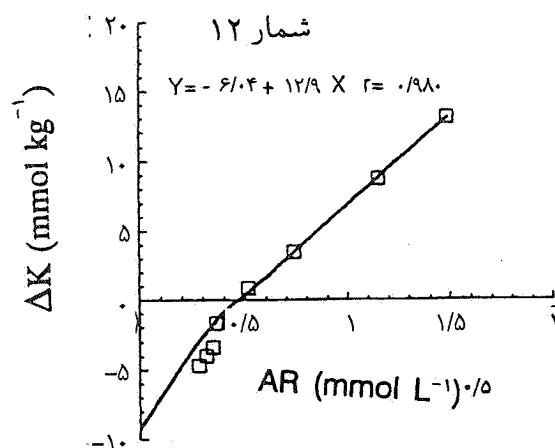
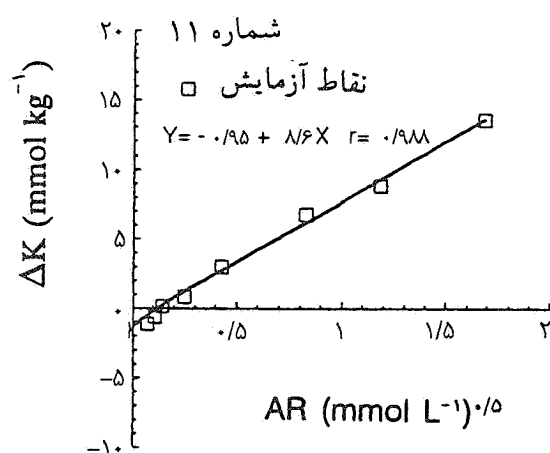
کم‌تر از $(mmol L^{-1})$ ۰/۳۱ باشد، پتاسیم عمدتاً در لبه کانی‌های رسی، و چنانچه بیش‌تر از $(mmol L^{-1})$ ۳/۱ باشد، جذب سطوح کانی‌های رسی می‌گردد. لذا براساس این نظریه و مقادیر AR° به دست آمده (جدول ۲)، در خاک‌های ۸ و ۱۵، پتاسیم در لبه کانی‌های رسی جذب گردیده است. شیب بخش خطی شکل‌های Q/I یا PBC^k ، که سنجشی از



شکل ۲. روابط کمیت - شدت پتاسیم در تعدادی از خاک‌های اصفهان



شکل ۳. روابط کمیت - شدت پتاسیم در تعدادی از خاک‌های چهارمحال و بختیاری



شکل ۴. روابط کمیت - شدت پتاسیم در تعدادی از خاک‌های گیلان

جدول ۳. رابطه پارامترهای Q/I با ویژگی های خاک

ضریب هم بستگی (r)	معادله
*** ۰/۶۶	$PBC = -۱۰/۳ + ۱/۴۳ CEC$
*** ۰/۷۶	$E_xK = ۰/۳۴ + ۱/۰۵ AR^\circ$
*** ۰/۷۵	$EPP = ۱/۶۵ + ۸/۲ AR^\circ$
*** ۰/۸۹	$SK = ۰/۰۷ + ۰/۴۴ AR^\circ$
*** ۰/۷۹	$\Delta K^\circ = -۰/۱۲۸ + ۰/۶۹ E_xK$
ns ۰/۵۰	$K_x = ۰/۱۳ + ۰/۳۱ E_xK$
ns ۰/۱۶	$PBC = ۷ - ۲/۴۷ NK$
ns ۰/۵۱	$PBC = -۱۵/۷ + ۰/۰۹ C$

** : معنی دار در سطح ۱٪

ns : غیر معنی دار در سطح ۵٪

SK : پتاسیم محلول

NK : پتاسیم غیر تبادلی

C : مقدار رس

نمی باشد. با توجه به معادله ۸، باید بین PBC^k و CEC ارتباطی وجود داشته باشد. در خاک های مطالعه شده، بین PBC^k و CEC هم بستگی معنی داری با ضریب ۰/۶۶ موجود است (جدول ۳). قوی نبودن ضریب هم بستگی به دست آمده بین این دو عامل، احتمالاً به دلیل تفاوت زیاد در خصوصیات فیزیکوشیمیایی خاک ها، و در نتیجه ثابت نبودن K_G ، و هم چنین تفاوت زیاد بین مقدار ماده آلی خاک ها می باشد (مواد آلی باعث افزایش CEC می شود، ولی در جذب و نگهداری پتاسیم و در نتیجه افزایش PBC^k ، به اندازه رس های سیلیکاتی اثر ندارد) (۲۱). در مطالعه انجام شده به وسیله ایوانگلو و همکاران (۱۰)، تجمع مواد آلی سبب افزایش CEC گردید، ولی PBC^k افزایش معنی داری نشان نداد. در حالی که جیمنز و پارا (۱۲)، هم بستگی بالایی بین PBC^k و CEC ($r^2 = ۰/۹۴$) و $PBC = ۲/۹۹ CEC - ۲۸/۷$) در خاک های آهکی اسپانیا گزارش نمودند. ولی الکنانی و همکاران (۴)، وراسنک و توماس (۱۸) چنین ارتباطی مشاهده نکردند.

پتاسیم نشان دار (ΔK°) نشان دهنده پتاسیم آسان قابل تبادل

بوده و دامنه تغییرات آن در خاک های مورد مطالعه ۰/۰۷-۰/۷۳۷ با میانگین $۰/۲۵ \text{ cmol kg}^{-1}$ می باشد. همان طور که در جدول ۳ ملاحظه می شود، بین پتاسیم تبادلی (E_xK) و پتاسیم آسان قابل تبادل رابطه معنی داری با ضریب هم بستگی ۰/۷۹ موجود است. پتاسیم تبادلی شامل پتاسیم آسان قابل تبادل و پتاسیمی که با انرژی زیاد جذب شده، می باشد. مقدار پتاسیم آسان قابل تبادل همیشه کم تر از پتاسیم تبادلی، و در شرایطی برابر پتاسیم تبادلی است. به عقیده ریچ و بلاک (۱۹) و ریچارد و همکاران (۲۰)، در کانی هایی که دارای مواضع جذب اختصاصی برای پتاسیم باشند، به علت نزدیکی شعاع یون آمونیوم با شعاع یون پتاسیم، آمونیوم قادر به استخراج پتاسیم جذب اختصاصی شده می باشد. در نتیجه پتاسیم عصاره گیری شده به وسیله استات آمونیوم، ممکن است بیش تر از مقدار پتاسیم آسان قابل تبادل (ΔK°) باشد. در خاک های مورد مطالعه نیز، به دلیل تفاوت در اقلیم و تفاوت در کانی های غالب رسی، تعداد محل های جذب اختصاصی پتاسیم تفاوت زیادی دارد، که باعث به وجود آمدن تفاوت زیاد در مقدار ΔK° شده است.

پتاسیم سخت قابل تبادل (K_x)، که از کسر کردن پتاسیم نشان دار (پتاسیم آسان قابل تبادل) از مقدار پتاسیم عصاره گیری شده با استات آمونیوم یک مولار به دست می آید، بین ۰/۲۳ تا ۰/۵۵ با میانگین $۰/۳ \text{ cmol kg}^{-1}$ متغیر بود (جدول ۲). همان طور که قبلاً در مورد پتاسیم آسان قابل تبادل گفته شد، پتاسیم سخت قابل تبادل نیز به نوع کانی های رسی بستگی دارد. در خاک هایی که دارای کانی هایی با محل های جذب اختصاصی پتاسیم بیش تر هستند، پتاسیم جذب شده با انرژی بالا بیش تر است، که به راحتی قابل تبادل نمی باشد. در نتیجه، در چنین خاک هایی مقدار K_x بیش تر می باشد. به عبارت دیگر، K_x در ارتباط با نوع کانی های رسی بوده، و با پتاسیم عصاره گیری شده با استات آمونیوم یک مولار ارتباط معنی دار ندارد (جدول ۳). همان طور که از نتایج این مطالعه بر می آید، بین پارامترهای Q/I و تعدادی از خصوصیات خاک ارتباط معنی داری وجود

و با تعداد بیش‌تری خاک انجام گیرد، تا پارامترهای Q/I براساس خصوصیات خاک، با اطمینان بیش‌تر تخمین زده شود. هم‌چنین پیشنهاد می‌شود، در مطالعات گلخانه‌ای یا مزرعه‌ای، ارتباط پارامترهای نمودارهای کمیت - شدت پتاسیم با جذب پتاسیم توسط گیاه بررسی شود.

دارد، ولی ضرایب هم‌بستگی به دلیل تفاوت در خصوصیات فیزیکی، شیمیایی و مینرالوژیک خاک‌ها بالا نیست. اگر چنین مطالعاتی در خاک‌های با خصوصیات یکسان انجام شود، می‌توان پارامترهای Q/I را از خصوصیات خاک، که در آزمایشگاه تعیین می‌شود، و معادلات به دست آمده با اطمینان برآورد کرد. لذا پیشنهاد می‌شود، چنین مطالعاتی در هر منطقه،

منابع مورد استفاده

۱. شریفی، م. ۱۳۷۷. انتخاب عصاره گیر مناسب جهت استخراج پتاسیم قابل جذب برای گیاه ذرت در خاک‌های منطقه مرکزی استان اصفهان. پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه صنعتی اصفهان.
2. Alafift, M. A. 1996. Potassium potential and potential buffering capacity of Torripsamments in the United Arab Emirates. *Commun. Soil Sci. Plant Anal.* 27: 27-36.
3. Al-Kanani, T., A. F. Mackenzi and G. J. Ross. 1984. Potassium status of some Quebec soils: K release by nitric acid and sodium tetraphenylboron as related to particle size and mineralogy. *Can. J. Soil Sci.* 64: 99-106.
4. Al-Kanani, T., N. N. Bartakar and A. J. Hussien. 1991. Evaluation of potassium quantity-intensity relationships in calcareous soils. *Soil Sci.* 151:167-173.
5. Beckett, P. H. T. 1964. Studies on soil potassium: The immediate Q/I relations of labile potassium in the soil. *J. Soil Sci.* 15: 9-23.
6. Beckett, P. H. T., B. Craig, M. H. M. Nady and J. P. Weston. 1966. Studies on soil potassium . V. The stability of Q/I relations. *Plant Soil.* 25: 435-455.
7. Beckett, P. H. T. and M. H. M. Nady. 1967. Studies on soil potassium. VII. Potassium-calcium exchange equilibria in soils. The location of non-specific (Gapon) and specific exchange sites. *J. Soil Sci.* 18: 263-281.
8. Evangelou, V. P. 1986. The influence of anions on potassium quantity-intensity relationships. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 50: 1182-1188.
9. Evangelou, V. P. 1986. Evaluation of potassium quantity-intensity relationships by a computer model employing the Gapon equation. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 50: 58-62.
10. Evangelou, V. P., A. D. Karathanasis and R. L. Blevins. 1986. Effect of soil organic matter accumulation on potassium and ammonium quantity-intensity relationships. *Soil Sci. Am. J.* 50: 378-382.
11. Gee, G. W. and J. W. Bauder. 1986. Particle size analysis *In*: A. Klute (Ed.), *Methods of Soil Analysis*. Am. Soc. Agron. Inc., Madison, WI.
12. Jimenez. C. and M. A. Parra. 1991. Potassium quantity-intensity relationships in calcareous vertisols and inceptisol of southwestern Spain. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 55: 985-989.
13. Lindsay, W. 1979. *Chemical Equilibria in Soils*. John Wiley and Sons, New York.
14. Lumbaranja, J. and V. P. Evangelou. 1992. Potassium quantity-intensity relationships in the presence and absence of NH_4^+ for three Kentucky soils. *Soil Sci.* 154: 366-377.
15. Mathews, B. C. and P. H. T. Beckett. 1962. A new procedure for studying the release and fixation of K

- ions on soils. J. Agric. Sci. 58: 59-64.
16. Mengel, K. and E. A. Kirkby. 1980. Potassium in crop production. Adv. Agron. 35: 59-110.
17. Page, A. L., R. H. Miller and D. R. Keeney. 1982. Methods of Soil Analysis, Part 2. Chemical and microbiological properties. ASA and SSSA.
18. Rasnake, M. and W. Thomas. 1976. Potassium status of some alluvial soils in Kentucky. Soil Sci. Soc. Am. Proc. 40: 883-887.
19. Rich, C. I. and W. R. Black. 1964. Potassium exchange as affected by cation size, pH, and mineral structure. Soil Sci. 47: 384-390.
20. Richard, J. E., T. E. Bates and S. C. Sheppard. 1988. Studies on the potassium supplying of southern Ontario soils, I. Field and greenhouse experiment. Can. J. Soil Sci. 68: 183-197.
21. Salmon, R. C. 1964. Cation exchange reactions. J. Soil Sci. 15: 273-283.
22. Shaviv, A., S. V. Mattigod, P. F. Pratt and H. Joseph. 1985. Potassium exchange in five southern California soils with high potassium fixation capacity. Soil Sci. Soc. Am. J. 49: 1128-1133.
23. Sparks, D. L. and W. C. Liebhardt. 1981. Effect of long-term lime and potassium application on quantity-intensity relationships in sandy soil. Soil Sci. Soc. Am. J. 45: 786-790.
24. Vanbladel, R. and H. R. Cheyi. 1980. Thermodynamic study of calcium-sodium and calcium-magnesium exchange in calcareous soils. Soil Sci. Soc. Am. J. 44: 938-942.