



## سرعت رهاسازی پتاسیم غیرتبادلی با استفاده از کلرید کلسیم در خاک‌ها و اجزای آن

\*اکرم فرشادی‌راد<sup>۱</sup>، اسماعیل دردی‌پور<sup>۲</sup> و فرهاد خرمالی<sup>۳</sup>

<sup>۱</sup>دانشجوی کارشناسی ارشد گروه علوم خاک، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، آستانهایار گروه علوم خاک، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، <sup>۲</sup>دانشیار گروه علوم خاک، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان  
تاریخ دریافت: ۹۰/۷/۲۱؛ تاریخ پذیرش: ۹۱/۱۰/۵

### چکیده

مطالعات سیستیک رهاسازی پتاسیم می‌تواند در درک بهتر وضعیت پتاسیم قابل استفاده گیاه به‌ویژه در خاک‌های شامل کانی‌های پتاسیم مورد استفاده قرار گیرد. هدف از این مطالعه بررسی سرعت رهاسازی پتاسیم غیرتبادلی در خاک، بخش رس و سیلت <sup>۴</sup> نمونه از خاک‌های لسی و شبکه‌لسی استان گلستان با استفاده از کلرید کلسیم ۰/۰۱ مولار در مدت ۱۸۰۰ ساعت و مطالعه ارتباط آن با نوع کانی‌های موجود در خاک است. سرعت آزاد شدن پتاسیم غیرتبادلی با استفاده از معادله‌های سیستیکی ارزیابی شد. رهاسازی پتاسیم در تمام خاک‌ها در مراحل اولیه سریع بود و در مراحل بعدی با سرعت کمتری تا پایان آزمایش ادامه یافت. براساس ضرایب تشخیص و خطای استاندارد برآورد، سرعت آزاد شدن پتاسیم غیرتبادلی به‌وسیله معادله‌های الوجیج و تابع توانی و پخشیدگی توصیف شد. کانی‌های موجود در بخش رس خاک‌ها شامل ایلیت، اسمکتیت، کلریت، کائولینیت، ورمیکولیت و کانی‌های مختلط و کانی‌های موجود در بخش سیلت خاک‌ها شامل کوارتن، فلدسپار، ایلیت و کلریت بود. در بین اندازه‌های مختلف ذرات خاک، بخش رس بیشترین مقدار و سرعت آزادسازی پتاسیم را نشان داد و خاک سری قوهسو با کانی غالب اسمکتیت بالاترین آزادسازی پتاسیم را نشان داد.

واژه‌های کلیدی: اجزای خاک، رهاسازی پتاسیم، سیستیک

\*مسئول مکاتبه: farshadirad@gmail.com

**مقدمه**

گیاهان پتابسیم مورد نیاز خود را نه تنها از پتابسیم تبادلی بلکه از پتابسیم غیرتبادلی موجود در بین لایه‌های کانی‌های میکاپی به دست می‌آورند (مالاولتا، ۱۹۸۵). وقتی پتابسیم محلول و تبادلی به علت جذب زیاد توسط گیاه در مجاورت ریشه در ریزوسفر گیاهان تخلیه می‌شود در پی آن، کاهش شدید غلطت پتابسیم در این ناحیه می‌تواند آزادسازی پتابسیم غیرتبادلی از کانی‌های پتابسیم‌دار اطراف ریشه را افزایش دهد (مکلین و واتسون، ۱۹۸۵). پتابسیم بین‌لایه‌ای کانی‌های میکا، ایلیت و فلدسپارها منبع اصلی آزادسازی پتابسیم در طول دوره کشت هستند (منگل، ۱۹۸۵). از سوی دیگر، دستری می‌باشد که پتابسیم بین‌لایه‌ای از این کانی‌های غیرمنبسط‌شونده به مقدار پتابسیم بین‌لایه‌ای بستگی ندارد، بلکه نوع کانی‌های شامل پتابسیم در خاک که سرعت آزاد شدن پتابسیم وابسته به آن‌ها است، تعیین‌کننده میزان پتابسیم قابل استفاده گیاه می‌باشد (اسپارکس، ۱۹۸۷).

آزاد شدن پتابسیم غیرتبادلی به طور قطع نتیجه حل شدن کانی‌های شامل پتابسیم نیست بلکه ممکن است یک واکنش تبادلی باشد. این تبادل آهسته است و با روش‌های معمول تعیین پتابسیم تبادلی اندازه‌گیری می‌شود. وقتی تبادل آهسته در بین لایه‌های کانی‌های رسی مانند میکا وجود دارد، یون جانشین پتابسیم باید ابتدا وارد لایه‌های داخلی انساطنیافته شود، بعد از آن یا به طور همزمان، این لایه‌های داخلی تحت تأثیر هیدراتاسیون این یون‌ها منبسط خواهد شد و این یون‌ها اجازه می‌یابند که تثبیت یا محبوس شوند و پتابسیم آزاد شده به‌آهستگی به محل‌های تبادلی در قسمت‌های خارجی ذرات رس انتشار یابند (سانگ و هوانگ، ۱۹۸۸).

اولین مطالعه در مورد نقش اجزا مختلف خاک در آزاد کردن پتابسیم غیرتبادلی به وسیله مان و همکاران (۱۹۷۶) انجام شد. این پژوهشگران دریافتند که ۳۰-۷۴ درصد پتابسیم از بخش رس، ۵۶-۲۴ درصد از بخش سیلت و ۲۶-۳ درصد از بخش شن، آزاد شده است. هاولين و همکاران (۱۹۸۵) با استفاده از رزین کلسیمی، آزادشدن پتابسیم غیرتبادلی را از بخش‌های مختلف رس و سیلت مطالعه کردند. نتایج این پژوهشگران نشان داد که ۸۰-۶۵ درصد پتابسیم بخش رس در مدت ۷۰۰۰ ساعت آزاد شد. همچنین نتایج این مطالعه نشان داد که ثابت‌های سرعت آزاد شدن پتابسیم به دست آمده از معادله‌های پارabolیک، تابع نمایی و الوج همبستگی بالایی با مقدار میکای خاک، محصول نسبی گیاه یونجه و مقدار پتابسیم جذب شده توسط گیاه داشت. کاکس و جورن (۱۹۹۷) دریافتند که سرعت آزاد شدن پتابسیم با کاهش اندازه ذرات افزایش یافت که نشان می‌دهد، در مرحله اول آزاد شدن پتابسیم از بخش رس ریز و درشت به سرعت اتفاق افتاد و با آزاد شدن کند پتابسیم از بخش سیلت ادامه می‌یابد.

همچنین، نتایج تجزیه‌های XRD نشان داد که در مدت ۹۶ ساعت عصاره‌گیری فاصله صفحه‌های کانی از ۱/۰۱ نانومتر به ۱/۳۳ نانومتر افزایش یافت. مطالعه منگل و همکاران (۱۹۹۸) در خاک‌های لسی نشان داد جزو سیلت به خاطر میکائی زیاد منبع مهمی برای ذخیره پتابسیم مورد نیاز گیاه می‌باشد. کوونگ و راماوسامی (۲۰۰۶) نتیجه گرفتند به دلیل باندهای ضعیفتر پتابسیم درون‌لایه‌ای کانی‌هایی میکائی (به خصوص بیوتیت) در بخش سیلت خاک‌های لسی، نسبت به خاک‌های آلوویال و بازالتی، کانی‌های این بخش، جزو اصلی آزادکننده پتابسیم در این خاک‌ها هستند. قوش و سینگ (۲۰۰۱) دریافتند خاک‌های ایلیتی با مقادیر کمتر پتابسیم قابل استخراج با استات آمونیوم، پتابسیم را با سرعت بیشتری از خاک‌های با کانی‌های مختلط و پتابسیم تبادلی بالاتر آزاد می‌کنند و پس از آن‌ها خاک‌های کائولینیتی قرار دارند. به دلیل این‌که، وجود کاتیون‌های مختلف در محلول خاک بر قابلیت دسترسی پتابسیم تأثیرگذار است، بررسی روند رهاسازی پتابسیم در حضور کاتیون‌های معمول خاک ضروری به نظر می‌رسد آن‌ها علاوه‌بر رقابت بر سر مکان‌های تبادلی، بر ضریب فعالیت و در نهایت فعالیت یون‌ها در محلول خاک و سرعت رهاسازی پتابسیم تأثیرگذارند (موراشکینا و همکاران، ۲۰۰۷). مکانیزم عمل یون کلسیم، جانشینی می‌باشد، بنابراین یون کلسیم به علت اندازه و انرژی هیدراتاسیون بالایی که نسبت به یون پتابسیم دارد، به راحتی نمی‌تواند با پتابسیم‌های بین‌لایه‌ای تبادل شود و در خاک‌های با کانی غالب انبساطناپذیر مثل ایلیت این موضوع بیشتر نمایان می‌شود (سرینوساوث و همکاران، ۱۹۹۹).

در بررسی انجام شده توسط منگل و اولنبرگ (۱۹۹۳) آزاد شدن پتابسیم بین‌لایه‌ای با استفاده از تکنیک الکترواولترافیلتراسیون از معادله الیویچ پیروی کرد. سرعت رهاسازی پتابسیم در مطالعات لوپز-پینایرو و گارسیا ناورو (۱۹۹۷) و رحمت‌الله و منگل (۲۰۰۰) نیز از معادله ایلویچ پیروی کرد. جلالی (۲۰۰۷) با مطالعه رهاسازی پتابسیم با استفاده از عصاره‌گیر کلرید کلسیم ۰/۰۱ مولار بر روی ۴۰ خاک سطحی همدان مقدار شبی و عرض از مبدأ معادله پارابولیک را برای کاربرد و فراهمی مقدار پتابسیم کافی برای گیاه مورد استفاده قرار داد.

دیلون و همکاران (۱۹۸۹) رهاسازی پتابسیم را در ۳ نوع خاک با ترکیب کانی‌های غالب شامل ایلیت، بدلت و کائولینیت با استفاده از الکتروولتیت‌های مختلف بررسی نمودند. نتایج آن‌ها نشان داد در همه خاک‌ها باریم بیشترین آزادسازی پتابسیم و کمترین مقدار را سدیم به خود اختصاص داد و کاتیون‌های آمونیوم و کلسیم بین این دو حالت واقع گردیدند.

زائرنوملی (۲۰۰۷) طی آزمایش کانی‌شناسی، در رژیم‌های مختلف رطوبتی استان گلستان، گزارش کرد که کانی‌های غالب در این خاک‌ها ایلیت، کلریت، اسمکتیت و کائولینیت می‌باشد. میزان پتابسیم

غیرتبدالی عصاره‌گیری شده بهوسیله اسید نیتریک جوشان موجود در خاک‌ها از ۸۴٪/۱ میلی‌گرم در کیلوگرم در خاک Typic Hapludalfs با کانی غالب ایلیت و ورمیکولیت، تا ۱۰٪/۲ میلی‌گرم در کیلوگرم در خاک Lithic Xerorthents متغیر بود.

سرینواسائو و همکاران (۲۰۰۰) گزارش کردند که اگر میکا در بخش سیلت و رس خاک زیاد باشد، میزان پتانسیم رهاندگی نیز بیشتر خواهد بود. نتایج پژوهش‌های مشابه نشان داد که علاوه بر کانی‌های موجود در بخش رس، میکا و فلدسپارهای موجود در بخش شن و سیلت نیز نقش مهمی در رهاسازی پتانسیم دارند (فانینگ و همکاران، ۱۹۸۹؛ سیمارد و همکاران، ۱۹۹۲).

علاوه بر مقدار پتانسیم غیرتبدالی، سرعت رهاسازی آن نیز در میزان در دسترس قرار گرفتن این جز از پتانسیم در طول دوره رشد گیاه دارای اهمیت می‌باشد. در تعدادی از پژوهش‌های سیتیکی از رس‌های خالص استفاده شده است (گولدینگ، ۱۹۸۴؛ تو و همکاران، ۲۰۰۷)، اما در خاک که ترکیب پیچیده‌ای از کانی‌های رسی، ترکیبات غیرکربیتالی، اکسیدها و هیدرکسیدها و مواد آلی می‌باشد پژوهش‌های کمتری انجام شده است. به این منظور این پژوهش با هدف بررسی سرعت رهاسازی پتانسیم غیرتبدالی توسط کلرید کلسیم ۰٪/۱ مولار (که رهاسازی پتانسیم را ابتدا با مکانیسم تبادل کلسیم با پتانسیم شروع می‌کند) و توصیف سرعت آزاد شدن پتانسیم غیرتبدالی با معادله‌های سیتیکی مختلف در ۴ سری از خاک‌های استان گلستان و اجزا رس و سیلت در این خاک‌ها انجام گردید.

## مواد و روش‌ها

۴ نمونه خاک سطحی (۳۰- سانتی‌متری) از ۴ سری خاک (قره‌سو، مینودشت، اوچچی و رامیان) که از ۱۲ سری خاک جمع‌آوری شده از سری خاک‌های استان گلستان براساس نوع کانی‌های تشکیل‌دهنده خاک و مقدار اشکال مختلف پتانسیم در خاک و اجزا انتخاب گردید. نمونه‌ها پس از خشک شدن در هوا و عبور از الک ۲ میلی‌متری برای انجام آزمایش‌ها آماده شدند. بافت خاک به روش هیدرومتری، pH و هدایت الکتریکی به روش گل اشیاع (بیچ، ۱۹۹۲)، ظرفیت تبادل کاتیونی به روش استات سدیم با  $pH=8/2$  (چمن، ۱۹۶۵)، کربن آلی به روش اکسیداسیون تر با دی‌کرومات پتانسیم و تیتر کردن با فرو آمونیوم سولفات به روش نلسون (۱۹۸۲) اندازه‌گیری شد. مرحله جداسازی ذرات خاک به روش کیتیریک و هوپ (۱۹۶۳) انجام گرفت. بر این اساس نمونه‌های خاک بعد از کربنات‌زدایی، اکسایش مواد آلی و جداسازی اکسید آهن، در یک سیلندر ۱ لیتری برای جداسازی بخش رس (کمتر از ۲ میکرومتر) و سیلت به روش ترسیب منتقل شدند. ذرات شن توسط الک از

ذرات سیلت جدا شدند. شکل‌های محلول، تبادلی، غیرتبادلی و کل پتاسیم در خاک و ذرات جدا شده رس و سیلت اندازه‌گیری شد. پتاسیم محلول خاک توسط آب مقطر با نسبت ۱ به ۵ خاک به آب، پتاسیم تبادلی توسط عصاره‌گیری با استات آمونیوم ( $\text{pH}=7$  و یک نرمال) طی ۴ مرحله شیکر و سانتریفوژ، پتاسیم غیرتبادلی به روش اسید نیتریک جوشان (یک نرمال) تعیین گردید (کنادسن و همکاران، ۱۹۸۲) و پتاسیم کل بهوسیله هضم با فلوریدریک اسید تعیین شد (هلمنک و اسپارکنز، ۱۹۹۶). مقدار پتاسیم در عصاره‌های مختلف گفته شده با استفاده از دستگاه فلیم‌فتومتر اندازه‌گیری شد. در این پژوهش برای بررسی سرعت رهاسازی پتاسیم غیرتبادلی از عصاره‌گیر کلرید کلسیم با غلظت ۰/۰۱ مولار استفاده شد (مهدوی، ۲۰۰۱؛ حسین‌پور و کلباسی، ۲۰۰۰؛ جلالی، ۲۰۰۷؛ سرینو-اسائو و همکاران، ۲۰۰۰). برای خروج پتاسیم تبادلی و محلول قبل از شروع آزمایش‌ها، خاک‌ها بهوسیله کلرید کلسیم ۱ مولار با یون  $\text{Ca}^{++}$  اشباع و هوا خشک شدند. ۱ گرم از خاک‌های اشباع شده با کلسیم را در ۴ تکرار درون لوله سانتریفوژ ریخته و به هر یک ۱۰ میلی‌لیتر از عصاره‌گیر اضافه گردید و پس از ۳۰ دقیقه مخلوط نمودن، نمونه‌ها به انکوباتور با دمای ثابت ۲۷ درجه سانتی‌گراد منتقل شدند. پس از گذشت ۲ ساعت از افزودن عصاره‌گیرها، نمونه‌ها از انکوباتور خارج شده و با ۳۰۰ دور در دقیقه به مدت ۱۰ دقیقه سانتریفوژ شده و عصاره رویی برای اندازه‌گیری میزان پتاسیم رها شده جمع‌آوری گردید. سپس بلافاصله ۱۰ میلی‌لیتر دیگر از عصاره‌گیرها اضافه شد و دوباره به مدت ۳۰ دقیقه تکان داده شدند و سپس به انکوباتور انتقال داده شدند. به طور کلی در فاصله‌های زمانی ۴۸، ۲۴، ۱۲، ۶، ۲، ۰/۰۰۰، ۰/۰۱۲، ۰/۰۲۰، ۰/۰۳۱۲، ۰/۰۳۸۴ و ۰/۰۴۵۶ ساعت عصاره‌گیری به ترتیبی که ذکر شد، انجام گرفت و غلظت پتاسیم در آنها با استفاده از فلیم‌فتومتر اندازه‌گیری شد. ۵ مدل سیتیکی مرتبه اول، مرتبه صفر، الوجی ساده شده، انتشار هذلولی وتابع نمایی برای برازش داده‌ها، مورد استفاده قرار گرفتند. شکل کلی این معادله‌ها به صورت زیر می‌باشد:

$$\ln (K_t - K_{t_0}) = a - b_t \quad (1) \text{ مرتبه اول}$$

$$(K_t - K_{t_0}) = a - b_t \quad (2) \text{ مرتبه صفر}$$

$$K_t = a + b \ln t \quad (3) \text{ الوجی ساده شده}$$

$$K_t / K_{t_0} = a + b t^{1/2} \quad (4) \text{ انتشار هذلولی}$$

$$\ln K_t = a + b \ln t \quad (5) \text{ تابع توانی}$$

که در آنها،  $K_t$ : مقدار پتانسیم غیرتبادلی و یا تبادلی آزاد شده در زمان  $t$  و  $K^*$ : پتانسیم غیرتبادلی و یا تبادلی که در حال تعادل در زمان انتهايی آزمایش (حداکثر پتانسیم آزاد شده) هستند.  $a$  و  $b$ : ضرایب ثابت و  $t$ : زمان (ساعت) است. معادلهایی که سرعت رهاسازی پتانسیم تبادلی را بهتر توضیح می‌دهند براساس ضرایب تشخیص ( $R$ ) و اشتباه استاندارد برآورده، انتخاب شدند. اشتباه استاندارد برآورده (SE) با استفاده از رابطه زیر محاسبه شد:

$$SE = [\sum(K_t - K^*)^2 / n - 2]^{1/2} \quad (6)$$

که در آن،  $K_t$  و  $K^*$  به ترتیب نشان‌دهنده مقدار غیرتبادلی اندازه‌گیری شده و محاسبه شده به وسیله مدل در زمان  $t$  و  $n$  تعداد عصاره‌گیری‌ها ( $n=12$ ) می‌باشد.

## نتایج و بحث

برخی از ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک‌های مورد مطالعه در جدول ۱ ارایه شده است. دامنه تغییرات مقدار رس، سیلت، کربنات کلسیم و ظرفیت تبادل کاتیونی معادل به ترتیب ۱۶-۴۸ درصد، ۴۰-۶۰ درصد، ۵-۲۵ درصد و ۱۵-۲۹ سانتی‌مول بر کیلوگرم خاک می‌باشد. دامنه تغییرات پتانسیم تبادلی در خاک، رس و سیلت به ترتیب ۴۷۶-۴۰۳، ۱۰۳-۵۳۹ و ۳۵-۱۶۰ میلی‌گرم بر کیلوگرم و دامنه تغییرات پتانسیم غیرتبادلی خاک، رس و سیلت ۱۲۰۰-۱۲۲۰، ۱۵۸۷-۱۵۸۷ و ۵۹۹-۲۱۹ می‌باشد (جدول ۲). همان‌گونه که ملاحظه می‌شود پتانسیم غیرتبادلی بخش رس از بخش سیلت بیشتر است. اهمیت نسبی پتانسیم اجزا خاک در تامین پتانسیم مورد نیاز گیاه به عوامل متعددی از جمله سرعت آزاد شدن پتانسیم از کانی‌ها که خود وابسته به نوع کانی‌ها می‌باشد، بستگی دارد. نتایج نشان می‌دهد پتانسیم غیرتبادلی در بخش رس و سیلت در خاک شماره ۳ (اوچچی) بیشتر است که دلیل آن را می‌توان به نوع کانی‌های موجود در آن نسبت داد.

جدول ۱- برخی خصوصیات فیزیکی و شیمیایی منتخب خاک‌های مورد مطالعه.

شماره خاک	نام	رس	سیلت	شن	آهک	هدایت الکتریکی (دیسی‌زیمنس بر متر)	ظرفیت تبادل کاتیونی cmol <sup>(+)</sup> /Kg	ماده آلی (درصد)	pH
۱	قرمهسو	۴۸	۴۰	۱۲	۲۵	۳/۳	۲۷/۲۳	۲/۶۹	۷/۵۵
۲	مینودشت	۳۹	۵۶	۵	۱۰	۰/۵۴	۲۹/۷۶	۳/۳۱	۷/۳۵
۳	اوچچی	۱۶	۶۰	۲۴	۵	۰/۱۴	۱۵/۵۶	۱/۶۵	۷/۴۳
۴	رامیان	۳۰	۴۱	۲۹	۱۵	۰/۹۶	۲۵/۷۱	۲/۸۴	۷/۵۶

جدول ۲- شکل‌های محلول، تبادلی، غیرتبادلی و کل پتانسیم خاک‌های مورد مطالعه.

سری خاک	میلی‌گرم در کیلوگرم خاک												
	پتانسیم کل (درصد)			پتانسیم غیرتبادلی			پتانسیم تبادلی			پتانسیم محلول			پتانسیم خاک
	رس	سیلت	خاک	رس	سیلت	خاک	رس	سیلت	خاک	رس	سیلت	خاک	
۱/۷۸	۰/۸	۲/۲۸	۷۸۲/۳	۵۹۹/۷	۸۴۹/۵	۲۵۶/۳	۱۰۰/۵۴	۴۸۱/۳	۱۷/۹	۱۱/۵	۱۲/۱	قره‌سو	
۱/۸	۱/۰۷	۲/۳۳	۷۴۷/۶	۲۱۹/۵	۸۶۰/۶	۱۵۰/۸	۶۹/۸	۵۳۹/۷	۱۵/۵	۹/۸	۸/۷	مینودشت	
۱/۴۵	۱/۰۱	۱/۷۶	۱۲۰۰/۵	۹۱۴/۲	۱۵۸۷/۹	۴۷۶/۶	۱۶۰/۱۹	۴۴۸/۲	۳۲/۹	۱۸/۳	۱۵/۲	اوچچی	
۱/۳	۱/۰۲	۱/۶۳	۶۳۲/۲	۲۳۳/۴	۶۶۷/۱	۱۰۳/۵	۳۵/۹	۱۸۱/۲	۱۵/۶	۷/۱	۶/۹	رامیان	

نتایج آزمایش‌های کانی‌شناسی بخش رس خاک‌های مورد مطالعه در جدول ۳ آورده شده است. براساس این جدول کانی‌های مشاهده شده شامل ایلیت، اسمکتیت، کلریت، کاثولینیت، ورمیکولیت و کانی‌های مختلط بودند. کانی‌های ایلیت، کلریت و کاثولینیت در این خاک‌ها دارای منشاء ارضی می‌باشند (ژائرنوملی، ۲۰۰۷). کانی‌های موجود در بخش سیلت خاک‌ها شامل: کوارترز، فلدرسپار، کلریت و میکا می‌باشند (جدول ۴).

جدول ۳- نتایج آزمایش‌های کانی‌شناسی جزو رس.

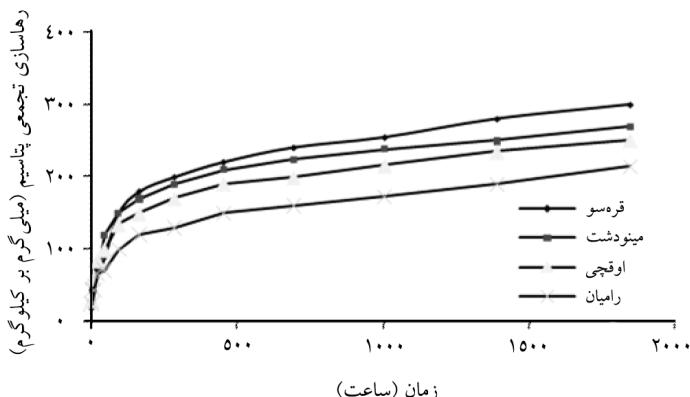
شماره خاک	نام سری	کانی‌شناسی رس
۱	قره‌سو	اسمکتایت > ایلیت > کلریت > کاثولینیت
۲	مینودشت	ایلیت > اسمکتیت > کلریت > ورمیکولیت > کاثولینیت
۳	اوچچی	ایلیت > کلریت > کاثولینیت
۴	رامیان	ایلیت > اسمکتیت > ورمیکولیت > کاثولینیت > کلریت

جدول ۴- نتایج آزمایش‌های کانی‌شناسی جزو سیلت.

شماره خاک	نام سری	کانی‌شناسی رس
۱	قره‌سو	کوارترز > فلدرسپار (آلیت) > میکا > کلریت
۲	مینودشت	کوارترز > فلدرسپار (پلازیوکالاز، میکروکلین) > میکا > کلریت
۳	اوچچی	کوارترز > فلدرسپار (پلازیوکالاز، میکروکلین) > میکا
۴	رامیان	کوارترز > فلدرسپار (پلازیوکالاز) > میکا

روند آزاد شدن پتاسیم غیرتبدالی با کلرید کلسیم در اجزا رس، سیلت و خاک: شکل ۱ مقدار پتاسیم غیرتبدالی آزاد شده به روش عصاره‌گیری متوالی با کلرید کلسیم را به عنوان تابعی از زمان عصاره‌گیری از بخش رس خاک‌ها نشان می‌دهد. با توجه به شکل ۱ و جدول ۵ تقریباً در تمام خاک‌ها سرعت رهاسازی تا ۱۶۴ ساعت پس از شروع آزمایش فزاینده بود و پس از این مرحله رهاسازی با سرعت کمتری ادامه یافت. روند رهاسازی سریع‌تر اولیه و سپس یکنواخت شدن آن در بسیاری از مطالعات رهاسازی، از جمله در مطالعات تو و همکاران (۲۰۰۷) دیده شده است. در مطالعه تو و همکاران (۲۰۰۷) دو کانی میکروکلین و مسکویت، پس از گذشت ۵۰ ساعت از عصاره‌گیری همچنان روند یکنواخت اولیه را نشان دادند، اما کانی‌های بیوتیت و فلوگوپیت ابتدا روند افزایشی شدید و سپس روند یکنواختی را داشتند. به طور کلی رهاسازی سریع اولیه را می‌توان به آزاد شدن پتاسیم از مناطق لبه‌ای و گوهای شکل کانی‌های پتاسیم‌دار نسبت داد. با پیش‌روی رهاسازی، لبه‌های کانی از هم جدا شده و پتاسیم‌های بین‌لایه‌ای موجود در ساختمان کانی رها می‌شوند، به علت افزایش فاصله پتاسیم‌های درونی از لبه‌ها و قدرت جذب پتاسیم، رهاسازی با سرعت و پخشیدگی کمتری صورت می‌گیرد (گولدینگ، ۱۹۸۴). مقدار پتاسیم آزاد شده در مراحل اولیه عصاره‌گیری (پتاسیم لبه‌ای آزاد شده) از بخش رس خاک‌های مختلف متفاوت است. همچنین مقدار پتاسیم آزاد شده در مراحل کند بعدی (پتاسیم بین‌لایه‌ای آزاد شده) نیز در بخش رس خاک شماره ۱ (سری قره‌سو) و کمترین مقدار آن از بخش رس خاک شماره ۴ (رامیان) آزاد شده است (شکل ۱). رهاسازی بیشتر در سری قره‌سو را می‌توان به درصد بالای رس و حضور غالب کانی انبساط‌پذیر اسمکتیت در این سری که امکان تبادل بیشتر یون کلسیم را با پتاسیم فراهم می‌کند نسبت داد. رهاسازی پایین در بخش رس خاک شماره ۴ (رامیان) می‌تواند به دلیل نوع کانی‌های موجود در این بخش باشد (جدول ۳). در کانی‌های کائولینیت و اسمکتیت‌ها سرعت تبادل یون سریع است. در رس‌های کائولینیت، لایه‌های رس به وسیله پیوندهای محکم هیدروژنی به یکدیگر متصل شده‌اند، بنابراین فقط سطوح خارجی برای تبادل در دسترس می‌باشند. در رس‌های اسمکتیت به علت پیوندهای ضعیف بین‌لایه‌ای و آب‌پوشی یون‌های جذب شده در بین لایه‌ها، کانی قادر به انبساط بوده و عبور سریع یون‌ها از داخل لایه‌ها امکان‌پذیر می‌باشد. سرعت تبادل یون در کانی‌های ورمیکولیت و میکاها بسیار کند است چون این کانی‌ها قابلیت انبساط کمی داشته و یا بدون قابلیت انبساط می‌باشند و مانع واکنش‌های سریع تبادل یونی می‌شوند (اسپارکس، ۱۹۸۷).

جدول ۶ نشان می‌دهد که مقدار پتاسیم غیرتبادلی آزاد شده به‌وسیله کلرید کلسیم در بخش رس خاک‌ها ۱۶-۳۵ درصد پتاسیم غیرتبادلی را تشکیل می‌دهد. مقایسه مقادیر پتاسیم غیرتبادلی آزاد شده در بخش رس خاک‌ها نشان‌دهنده تفاوت نوع و مقدار کانی‌های رسی در بخش رس خاک‌های مطالعه شده است. مهدوی (۲۰۰۲) در مطالعات خود، پایین بودن میزان پتاسیم رها شده توسط کلرید کلسیم ۰/۰۰ مولار را به نوع کانی غالب آن، که ایلیت دی‌اکتا هدرال بود نسبت داد و از طرفی بالا بودن میزان پتاسیم رها شده را به علت بالا بودن میزان کانی‌های انبساط‌پذیر در خاک مربوط دانست، که امکان تبادل بیش‌تر یون کلسیم را با پتاسیم فراهم می‌کند.



شکل ۱- منحنی رهاسازی تجمعی پتاسیم با عصاره‌گیری متوالی با کلرید کلسیم در بخش رس مورد مطالعه.

جدول ۵- میزان رهاسازی پتاسیم غیرتبادلی توسط کلرید کلسیم در دو مرحله.

سری خاک	رس					
	سری خاک					
	سری خاک					
	سری خاک					
قره‌سو	۱۷۹	۱۲۱	۱۰۲	۶۳	۱۶۵	۵۷
مینودشت	۱۷۱	۹۹	۷۱	۳۴	۱۵۰	۴۲
اوچی	۱۵۴	۹۶	۱۱۴	۸۵	۱۳۷	۶۱
رامیان	۱۲۰	۹۵	۷۳	۴۲	۱۲۶	۳۹

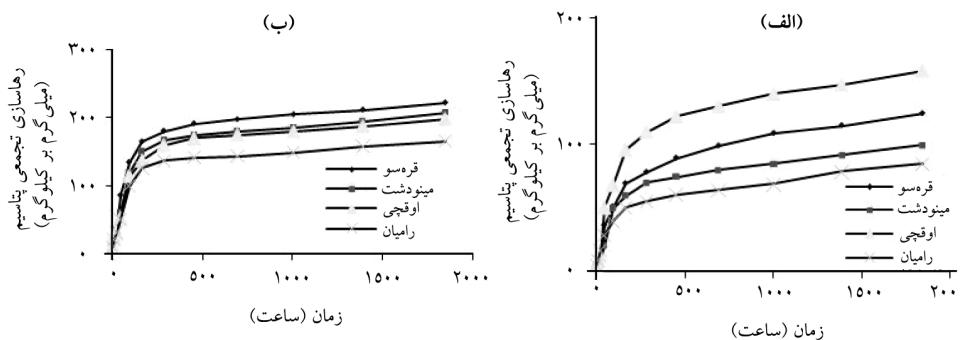
\* با توجه به منحنی رهاسازی تجمعی پتاسیم، نقطه‌ای که تغییر ناگهانی شب اتفاق افتاد تفکیک پتاسیم لبه و بین‌لایه‌ای انجام شد.

بیشترین مقدار پتاسیم غیرتبدالی از بخش سیلت خاک شماره ۳ (اوچچی) و کمترین مقدار آن از بخش سیلت خاک شماره ۴ (سری رامیان) آزاد شده است (شکل ۲-الف). مهمترین کانی آزادکننده پتاسیم در بخش سیلت خاک‌های مورد مطالعه میکما می‌باشد و تفاوت در آزاد شدن پتاسیم در بخش سیلت خاک‌های مختلف را می‌توان به تفاوت در مرحله هوادیدگی این کانی نسبت داد. علاوه بر این در بخش سیلت خاک شماره ۳ فلدسپارهای پتاسیمی (میکروکلین) مشاهده شد که می‌تواند در پتاسیم بالای آزاد شده از این خاک سهیم باشد. فلدسپارهای پتاسیمی از جمله ذخایر پتاسیمی خاک‌ها می‌باشند که در بخش شن و سیلت فراوانند. تجزیه شیمیایی فلدسپارها با بالا رفتن دما تشدید می‌شود. معمولاً در مناطقی با آب و هوای گرم و بارندگی زیاد احتمال تجزیه فلدسپارها و رها شدن تمام پتاسیم از ساختمان آن‌ها وجود دارد. اسپارکس (۱۹۸۵) از جمله عوامل مؤثر در هوادیدگی فلدسپارها را به خصوصیات ساختمانی آن‌ها، وجود یون هیدرونیوم و اسیدهای آلی در محلول خاک نسبت داد. نتایج جدول ۶ نشان می‌دهد که مقدار پتاسیم غیرتبدالی آزاد شده به‌وسیله کلرید کلسیم ۱۶-۴۵ درصد پتاسیم غیرتبدالی را در بخش سیلت خاک‌های مطالعه شده تشکیل می‌دهد.

جدول ۶- پتاسیم غیرتبدالی آزاد شده توسط کلرید کلسیم پس از ۱۸۰۰ ساعت.

شماره خاک	بخش رس	بخش سیلت	خاک
	(درصد میلی گرم بر کیلوگرم)	(درصد میلی گرم بر کیلوگرم)	(درصد میلی گرم بر کیلوگرم)
قره‌سو	۳۰۰/۴۳ <sup>a</sup>	۳۵/۳	۲۰/۸
مینودشت	۲۷۰/۱۸ <sup>b</sup>	۱۰۰/۰۰ <sup>c</sup>	۴۵/۵
اوچچی	۲۵۰/۹۸ <sup>c</sup>	۱۶۷	۱۹۸/۶۵ <sup>c</sup>
رامیان	۲۱۵/۰۹ <sup>d</sup>	۸۵/۱۲ <sup>d</sup>	۱۶۵/۷۶ <sup>d</sup>
	۲۵۹/۱۷ <sup>A</sup>	۱۱۷/۲۷ <sup>C</sup>	۱۹۸/۷۹ <sup>B</sup>

نتایج مقایسه‌های میانگین نشان داد، جزو رس بیشترین آزادسازی پتاسیم را پس از ۱۸۰۰ ساعت داشت و پس از آن خاک و بخش سیلت قرار گرفتند. این نتایج با نتایج لاثو و ارشد (۱۹۹۷) مطابق بود. مطالعات آن‌ها نشان داد، مقدار پتاسیم آزاد شده بخش رس، سیلت و شن به ترتیب ۴۹، ۳۳ و ۱۸ درصد از کل پتاسیم آزاد شده را تشکیل می‌دهد.



شکل ۲- منحنی رهاسازی تجمعی پتاسیم با عصاره‌گیری متالی با کلرید کلسیم در (الف) جزو سیلت و (ب) خاک‌های مورد مطالعه ۱. سری قره‌سو، ۲. سری مینودشت، ۳. اوقچی و ۴. سری رامیان.

معادله‌های سینتیکی در توصیف آزاد شدن پتاسیم غیرتبدالی: ۵ معادله سینتیکی شامل معادله مرتبه صفر، مرتبه اول، توانی، ایلویچ ساده شده و پخشیدگی پارabolیکی برای بررسی سرعت رهاسازی پتاسیم از خاک‌ها مورد برآذش قرار گرفتند. در مواردی که چندین معادله قادر به توصیف داده‌های سینتیکی باشند برای انتخاب بهترین معادله، با مقایسه ضریب تبیین ( $R^2$ ) و اشتباہ استاندارد برآورد (SE) محاسبه شده برای هر معادله، معادله‌ای که بیشترین ضریب تبیین و کمترین اشتباہ استاندارد برآورد را دارا باشد به عنوان بهترین معادله در توجیه رهاسازی پتاسیم از خاک شناخته می‌شود.

ضرایب تبیین ( $R^2$ ) و اشتباہ استاندارد برآورد (SE) معادله‌های سینتیکی در تشریح آزاد شدن پتاسیم غیرتبدالی در جدول ۷ آورده شده است. در بخش رس خاک‌های مطالعه شده با کلرید کلسیم معادله‌های ایلویچ، توانی و پخشیدگی به طور رضایت‌بخشی روند رهاسازی را توجیه کردند (جدول ۷). همان‌طور که ملاحظه می‌شود در بخش رس خاک‌های مطالعه شده با کلرید کلسیم در معادله ایلویچ بیشترین ضریب سرعت آزاد شدن پتاسیم غیرتبدالی در بخش رس خاک شماره ۱ (سری قره‌سو) و کمترین مقدار آن در بخش رس خاک شماره ۴ (سری رامیان) وجود داشت. این اختلاف ضریب سرعت آزاد شدن نشان‌دهنده تفاوت نوع و مقدار کانی‌های رسی در این خاک‌ها می‌باشد (جدول ۳). به طوری که در بخش رس خاک شماره ۱ (سری قره‌سو) اسماکتیت کانی غالب و در

بخش رس خاک شماره ۴ (سری رامیان) پس از میکا کانی اسمکتیت غالب می‌باشد. همچنین تفاوت در ضریب سرعت آزاد شدن ممکن است علاوه بر تفاوت کانی‌های رسی به دلیل اختلاف اندازه ذرات رس (رس ریز، متوسط و درشت) و تفاوت ضریب سرعت آزاد شدن پتاسمیم غیرتبدالی در این اجزا باشد.

ضریب سرعت آزاد شدن پتاسمیم غیرتبدالی در بخش سیلت خاک‌های مطالعه شده در معادله‌های ایلویچ، تابع نمایی و پخشیدگی و ضریب تبیین در معادله‌های ایلویچ، نمایی، پخشیدگی و مرتبه اول بیشترین مقدار بود (جدول ۷). اشتباه استاندارد برآوردهای ایلویچ، نمایی و پخشیدگی کمترین مقدار و در معادله‌های مرتبه صفر و درجه اول بیشترین مقدار بود. بنابراین در بخش سیلت عصاره‌گیری شده با کلرید کلسیم معادله‌های ایلویچ، نمایی و پخشیدگی بهتر از دو معادله دیگر داده را توصیف کردند.

در خاک‌های عصاره‌گیری شده با کلرید کلسیم بیشترین ضریب سرعت آزادسازی مربوط به خاک شماره ۱ (سری قره‌سو) و کمترین آن مربوط به خاک شماره ۴ (سری رامیان) می‌باشد. در تعدادی از پژوهش‌ها معادله الیویچ برای توصیف سرعت واکنش‌های پتاسمیم استفاده شده است (کاکس و جورن، ۱۹۹۷؛ هاولین و همکاران، ۱۹۸۵؛ لوپز و ناوارا، ۱۹۹۷؛ رحمت‌الله و منگل، ۲۰۰۰؛ سیمارد، ۱۹۸۹؛ منگل و اولنبرگ، ۱۹۹۳).

### نتیجه‌گیری کلی

نتایج این مطالعه نشان داد که پس از ۱۸۰۰ ساعت عصاره‌گیری خاک و بخش‌های رس و سیلت هنوز بخش قابل توجهی از پتاسمیم غیرتبدالی آزاد نشده است. این ذخیره پتاسمیم غیرتبدالی می‌تواند آزاد و در اختیار گیاه قرار بگیرد. همچنین نتایج این مطالعه نشان داد که مقدار پتاسمیم غیرتبدالی و ضرایب سرعت آزاد شدن پتاسمیم در خاک‌های مختلف متفاوت می‌باشد. این نتیجه‌گیری می‌تواند در مدیریت کاربرد کودهای پتاسمیم مورد استفاده قرار گیرد و مقدار کود پتاسمیم مورد نیاز با توجه به نتایج آزمون خاک و مقدار پتاسمیم غیرتبدالی آزاد شده در هر خاک توصیه گردد.

جدول ۷- ضرایب تشخیص، اشتباه استاندارد برآورده و ضرایب معادله‌های سیتیکی در بخش رس خاک‌های مورد مطالعه.

معادله توانی				معادله مرتبه صفر				معادله مرتبه اول				سری خاک	عصاره‌گیر
R <sup>†</sup>	SE	b	a	R <sup>†</sup>	SE	b	a	R <sup>†</sup>	SE	b	a		
۰/۹۶	۳۰/۹۰	۰/۳۹	۲/۹۴	۰/۷۱	۲۳۱/۲۲	-۰/۱۳۳۱	۱۹۷۰۶	۰/۹۴	۲۱۶/۷۵	-۰/۰۰۱۷	۵/۳۵	رس	
۰/۹۴	۱۸/۰۵	۰/۴۹	۱/۴۲	۰/۷۳	۱۶۷/۵۲	-۰/۰۶۰	۸۸/۴۴	۰/۹۵	۸۰/۰۷	-۰/۰۰۱۸	۴/۵۶	سیلت	قره‌سو
۰/۹۱	۱۸/۲۷	۰/۴۲	۲/۰۵۷	۰/۰۵	۱۵۱/۰۸	-۰/۰۸۰	۱۱۷۰	۰/۸۹	۱۷۹/۲۲	-۰/۰۰۱۶	۶/۹۴	خاک	
۰/۹۴	۳۰/۰۸	۰/۳۴	۳/۲۲	۰/۶۷	۱۹۱/۲۳	-۰/۰۹۳	۱۶۱/۴۵	۰/۹۰	۱۹۵/۲۴	-۰/۰۰۱۶	۵/۱۲	رس	
۰/۹۱	۱۹/۴۵	۰/۵۴	۱/۱۷	۰/۷۷	۷۱/۹۸	-۰/۰۴۷	۷۸/۵۱	۰/۹	۷۶/۷۰	-۰/۰۰۱۷	۴/۲۶	سیلت	مینودشت
۰/۹۲	۱۷/۷۹	۰/۴۸	۲/۱۲	۰/۵۶	۱۵۶/۳۶	-۰/۰۸۲	۱۱۷/۰۶	۰/۸۳	۱۶۱/۸۶	-۰/۰۰۱۸	۶/۷۶	خاک	
۰/۹۷	۱۷/۵۳	۰/۲۹	۳/۴۶	۰/۸۳	۱۷۲/۱۱	-۰/۰۹۹۳	۱۴۸/۴۶	۰/۹۵	۱۸۶/۷۳	-۰/۰۰۱۷	۵/۰۸	رس	
۰/۹۲	۳۹/۰۳	۰/۵۶	۱/۲۹	۰/۶۷	۱۱۴/۲۷	-۰/۰۲۷	۱۰۸/۹۹	۰/۹۲	۱۰۷/۲۸	-۰/۰۰۱۹	۴/۷۴	سیلت	اوچچی
۰/۹۴	۱۷/۸۱	۰/۴۲	۲/۴۰۷	۰/۵۸	۱۴۷/۲۱	-۰/۰۷۹	۱۱۱/۷۲	۰/۰۵	۱۵۰/۹۱	-۰/۰۰۱۹	۴/۷۳	خاک	
۰/۹۸	۹/۴۵	۰/۳۰	۲/۱۵	۰/۷۹	۱۵۰/۰۸	-۰/۰۸۷	۱۳۸/۴	۰/۹۳	۱۴۸/۷	-۰/۰۰۱۳	۴/۹۸	رس	
۰/۹۰	۹/۷۸	۰/۴۰	۱/۶۲	۰/۷۷	۶۴/۳۹	-۰/۰۳۷	۵۶/۵۸	۰/۹۲	۵/۰۲	-۰/۰۰۱۶	۴/۱۰	سیلت	رامیان
۰/۹۲	۳۴/۱۷	۰/۴۲	۲/۲۲	۰/۰۵	۱۱۴/۴۷	-۰/۰۳۳	۸۹/۱۸	۰/۸۳	۱۳۲/۲۸	-۰/۰۰۱۹	۴/۴۸	خاک	

ادامه جدول ۷- ضرایب تشخیص، اشتباه استاندارد برآورده و ضرایب معادله‌های سیتیکی در بخش رس خاک‌های مورد مطالعه.

معادله پختنیگی				معادله الوبیج				عصاره‌گیر				سری خاک
R <sup>†</sup>	SE	b	a	R <sup>†</sup>	SE	b	a	R <sup>†</sup>	SE	b	a	
۰/۹	۳۱/۶۸	۰/۰۲۱۷	۰/۱۸۳	۰/۹۷	۸/۳	۴۴/۹۳	-۴۵/۶۲	رس				
۰/۹۲	۱۴/۲۱	۰/۰۹۱۱	۰/۰۹۱	۰/۹۵	۹/۹	۱۹/۵۱	-۲۹/۰۹	سیلت	قره‌سو			
۰/۸۷	۳۸/۵۶	۰/۰۲۲	۰/۲۲۸	۰/۹۵	۴۳/۱۴	۳۵/۳۳	-۳۴/۹۷	خاک				
۰/۸۶	۳۱/۸۱	۰/۰۲۰۱	۰/۲۴۶۳	۰/۹۹	۱۰/۲۲	۳۸/۲۹	-۲۱/۸۹	رس				
۰/۸۸	۱۲/۸۵	۰/۱۰۹۸	۰/۱۰۹	۰/۹۴	۸/۷۷	۱۵/۶۶	-۲۲/۲۳	سیلت	مینودشت			
۰/۷۹	۳۵/۵۶	۰/۰۲۲۷	۰/۱۹۶	۰/۹۵	۲۴/۷۲	۳۳/۴۹	-۳۹/۹۳	خاک				
۰/۹۱	۲۲/۱۹	۰/۰۱۹۲	۰/۲۶۳	۰/۹۸	۹/۳۵	۳۲/۳	-۸/۱۴	رس				
۰/۸۸	۲۲/۵۹	۰/۰۹۸۶	۰/۰۹۸	۰/۹۵	۱۲/۷	۲۵/۶۴	-۳۸/۶	سیلت	اوچچی			
۰/۸	۳۲/۴۳	۰/۰۲۲۷	۰/۲۰۱	۰/۹۵	۳۶/۱۸	۳۲/۲۴	-۳۷/۲۱	خاک				
۰/۹۴	۱۷/۳۵	۰/۰۱۹۳	۰/۲۱۴۳	۰/۹۶	۱۲/۶	۲۷/۸۸	-۱۳/۹۹	رس				
۰/۸۹	۹/۰۴	۰/۱۵۶	۰/۱۵۶	۰/۹۷	۴/۸۲	۱۲/۱۹	-۱۲/۹۲	سیلت	رامیان			
۰/۷۷	۸۵/۲	۰/۰۲۳۲	۰/۲۲۳	۰/۹۴	۳۴/۷۹	۲۶/۲۲	-۲۶/۶۹	خاک				

## منابع

1. Chapman, H.D. 1965. Cation Exchange Capacity. P 891-901, In: Black, C.A., (ed.), Method of soil analysis, Part 2; American Society of Agronomy, Madison, WI.
2. Cox, A.E., and Joern, B.C. 1997. Release kinetics of nonexchangeable potassium in soil using sodium tetraphenylboron. *Soil Sci.* 162: 588-596.
3. Dhillon, S.K., Sidhu, P.S., and Bansal, R.C. 1989. Release of potassium from same benchmark soils of India. *Indian J. Soil Sci.* 40: 783-797.
4. Fanning, D.S., Keramidase, V.Z., and El-Desoky, M.A. 1989. Mica. P 551-634, In: Dixon, J.B. and S.B. Weed, (eds.), Mineral in Soil Environment, SSSA. Madison, WI.
5. Ghosh, B.N., and Singh, R.D. 2001. Potassium release characteristics of some soils of Uttar Pradesh hills varying in altitude and their relationship with forms of soil K and clay mineralogy. *Geoderma.* 104: 135-144.
6. Goulding, K.W.T. 1984. The availability of potassium in soil to crops as measured by its release to a calcium-saturated cation exchange resin. *J. Agric. Sci. Camb.* 103: 265-275.
7. Havlin, J.L., Westfall, D.G., and Olsen, S.R. 1985. Mathematical model for potassium release kinetics in calcareous soils. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 49: 371-376.
8. Helmke, P.A., and Sparks, D.L. 1996. Lithium Sodium potassium Rubidium and Cesium. P 551-574, In: Sparks, D.L., (ed.). Method of Soil Analysys, Part 3. Chemical Methods. No. 5, SSSA and ASA, Madison, WI.
9. Hosseinpur, A., and Kalbasi, M. 2001. Kinetics of non-exchangeable potassium release from soil and soil fractions in some soils of central zones of Iran. P 323-324, In: Givi, J. (ed.), Proceedings of 7<sup>th</sup>Iranian soil scince congress, Shahrekord University, Shahrekord, Iran. (In Persian)
10. Jalali, M. 2007. Spatial variability in potassium release among calcareous soils of western Iran. *Geoderma.* 140: 42-51.
11. Kittrick, J.A., and Hope, E.W. 1963. A procedure for the particle size separation of soils for X-ray diffraction analysis. *Soil Sci. Soc. Am. Proc.* 37: 201-205.
12. Knudsen, D., Peterson, G.A., and Partt, P.F. 1982. Lithium, sodium and potassium. P 403-429, In: Page, A.L. (ed.), Methods of soil analysis. Part 2. 2<sup>nd</sup> ed. ASA and SSSA, No 9, Madison, WI.
13. Kwong, K.F.N.G., and Ramasawmi, G. 2006. Potassium in Soils Cropped with Sugarcane in Mauritius. *Sugar Tech.* 8: 4. 239-245.
14. Lau, C.H., and Arshad, R. 1997. Extraction of potassium by sulfuric acid in selected particle size-fractions of five Malaysian soils. *Malaysia. J. Soil Sci.* 1: 21-34.
15. Lopez-Pineiro, A., and Garcia Navarro, A. 1997. Potassium release kinetics and availability in unfertilized Vertisols of southwestern Spain. *J. Soil Sci.* 162: 912-918.

- 16.Mahdavi, Sh. 2001. Study of release kinetics of nonexchangeable potassium and correlation with plant uptake in dominant soil series in Hamedan province. M. Sc. Thesis in Soil Science, Soil Sci. Dept., Faculty of Agriculture and Natural Resources, University of Tehran, Iran, 140p. (In Persian)
- 17.Malavolta, A.E. 1985. K status of tropical tropical and subtropical region soils. P 163-200, In: Munson, R.D. (ed.), K in Agriculture, ASA and CSSA, Madison, WI.
- 18.Mc Lean, E.O., and Watson, M.E. 1985. Soil measurement of plant available potassium. P 277-398, In: Munson, R.D. (ed.), Potassium in Agriculture, ASA-CSSA, Madison, WI.
- 19.Mengel, K. 1985. Dynamic and availability of major nutrient in soils. *Adv. Soil. Sci.* 1: 65-131.
- 20.Mengel, K., and Uhlenbecker, K. 1993. Determination of available interlayer potassium and its uptake by ryegrass. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 57: 761-766.
- 21.Mengel, K., Rahmatullah, and Dou, H. 1998. Release of potassium from the silt and sand fraction of loess-derived soils. *Soil Sci.* 163: 10. 805-813.
- 22.Munn, D.A., Wilding, L.P., and Mclean, E.O. 1976. Potassium release from sand, silt and clay soil separates. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 40: 364-366.
- 23.Murashkina, M.A., Southard, R.J., and Petty, G.S. 2007. Silt and sand fraction dominate K fixation in soils derived from granitic alluvium of the sanjoquin valley California. *Geoderma.* 141: 283-293.
- 24.Nelson, D.W., and Sommers, L.E. 1982. Total Carbon, Organic Carbon, and Organic Matter. P 539-579, In: Page, A.L. (ed.), Methods of soil Analysis, Part 2, 2<sup>nd</sup> ed., ASA and SSSA, Madison, WI.
- 25.Page, A.L.V., and Keeney, M.R.H. 1992. Method of soil analysis. Part 1 and 2, ASA and SSSA, Madison, WI, USA. 1159p.
- 26.Rahmatullah, and Mengel, K. 2000. Potassium release from mineral structures by H<sup>+</sup> ion resin. *Geoderma.* 96: 291-305.
- 27.Simard, R.R., Dekimpe, C.R., and Zizka, J. 1989. The kinetics of non exchangeable potassium and magnesium release from Quebec soil. *Can. J. Soil Sci.* 69: 663-675.
- 28.Simard, R.S., Dekimpe, C., and Zizka, J. 1992. Release of potassium and magnesium from soil fractions and its kinetics. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 56: 1421-1428.
- 29.Song, S.K., and Huang, P.M. 1988. Dynamic of potassium release from potassium-bearing minerals as influenced by oxalic and citric acids. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 52: 383-390.
- 30.Sparks, D.L. 1985. Kinetics of ionic reaction in clay minerals and soils. *Adv. Agron.* 38: 231-266.
- 31.Sparks, D.L. 1987. Potassium dynamics in soils. *Adv. Soil Sci.* 6: 1-63.
- 32.Srinivasarao, C., Datta, S.P., SubbaRao, A., Sing, S.P., and Takkar, P.N. 1999. Kinetics of non-exchangeable potassium release by organic acids from mineralogically different soils. *J. Ind. Soc. Soil Sci.* 45: 728-734.

- 33.Srinivasarao, C., SubbaRao, A., and Rupa, T.R. 2000. Plant mobilization of soil reserve potassium from fifteen smectitic soils in relation to soil test potassium and mineralogy. *Soil Sci. Soc. Am. J.* 165: 7. 578-586.
- 34.Tu, S.X., Guo, Z.F., and Sun, J.H. 2007. Effect of oxalic acid on potassium release from typical Chinese soils and minerals. *Pedosphere*. 17: 1-10.
- 35.Zaernomeli, S. 2007. Distribution of the different K pools and its relation with soil profile development and clay mineralogy in some selected soils of Golestan province. M.Sc. Thesis in Soil Science. Soil Sci. Dept., Gorgan University of Agricultural and Natural Resources, 113p. (In Persian)



## Kinetic of non-exchangeable potassium release with $\text{CaCl}_2$ from soils and its components

\***A. Farshadirad<sup>1</sup>, E. Dordipour<sup>2</sup> and F. Khormali<sup>3</sup>**

<sup>1</sup>M.Sc. Student, Dept. of Soil Science, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources, <sup>2</sup>Assistant Prof., Dept. of Soil Science, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources, <sup>3</sup>Associate Prof., Dept. of Soil Science, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources

Received: 10/13/2011; Accepted: 12/25/2012

### Abstract

Kinetic studies on soil potassium release can contribute to a better understanding of K availability to plants, particularly in soils containing K bearing minerals. The objective of this research is to study the dynamic of nonexchangeable Potassium (NEK) from the whole soil, clay and silt fractions in four different soils of Golestan province through successive extraction with  $\text{CaCl}_2$  (0.01 M) over a period of 1800h and to study its relation with soil minerals types. The rates of cumulative NEK release were evaluated using the kinetic equations. K release was fast in the earlier periods of the extraction in all soils and its fractions and it is followed with a lower rate to the end of experiment. The NEK release rates were well described through Ellovich, power function and diffusion equations upon the highest determination coefficient and the least estimation standard error. There were illite, chlorite, vermiculite, kaolinite, stratified minerals and quartz, feldspars, mica, chlorite in clay and silt fractions, respectively. Among the soil particle size fractions, clay particle showed the highest amount and rates of K release and Gharesou series with dominant smectite showed the highest K release.

**Keywords:** Kinetic, Potassium release, Soil components

---

\* Corresponding Authors; Email: farshadirad@gmail.com