

بررسی سینتیک آزاد شدن روی از خاک آهکی تحت تیمار منابع و غلظتهاي مختلف کود

روي

ثريا طاهرى^۱. امير حسين خوشگفتارمنش^۲ و حسين شريعتمدارى^۳

^۱دانشجوی کارشناسی ارشد خاکشناسی، ^۲ استادیار گروه خاکشناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه صنعتی اصفهان ^۳دانشیار گروه خاکشناسی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه صنعتی اصفهان

مقدمه

برای تشخیص بهترین زمان مصرف خاکی کودهای آلی و معدنی روی و در نتیجه افزایش کارایی مصرف کود، آگاهی از سرعت و نحوه آزاد سازی روی از این منابع در طی زمان ضروری است. در واقع، بررسی سینتیک آزاد شدن روی از منابع کودی، اطلاعات مفیدی در رابطه با قابلیت جذب این عنصر برای گیاه فراهم می‌نماید [۲]. مطالعه سینتیک واکنشهاي شیمیایی در خاک، محدوده زمانی کارایی واکنش و مرحله کنترل کننده سرعت فرایندها را مشخص می-نماید [۱]. مدلهاي سینتیکی نظری معادله الوبیج، مدل تابع توانی و معادله پخشیدگی پارabolیک، به منظور توصیف سرعت فرایندهای خاک از جمله جذب و واجدبی فلزات سنگین بر روی کانیها استفاده شده‌اند [۴]. هدف از انجام این مطالعه بررسی و توصیف سینتیک آزادسازی روی از خاک تحت تیمار منابع مختلف کودی روی با حالیتهای متفاوت بود.

مواد و روشها

پس از انتخاب یک خاک دچار کمبود روی از مزارع گندم اصفهان، سطح روی قابل استفاده خاک تا رسیدن به حد بحرانی کمبود روی در گیاهان زراعی (۲ میلی گرم بر کیلوگرم) و چهار برابر آن، با اضافه نمودن منابع روی شامل یک کود آلی کندرهاکننده (با حلایت کم)، یک کود آلی محلول، یک کود تجاری سولفات روی و سولفات روی آزمایشگاهی، افزایش یافت. همچنین خاک بدون اضافه کردن روی نیز به عنوان تیمار شاهد در نظر گرفته شد. سپس خاکها به رطوبت حد زراعی رسانده شده، در ظروف پلاستیکی در دار و تهويه دار خوابانیده شده و طی زمانهای ۱، ۳، ۵، ۱۰، ۲۰، ۲۵ و ۴۰ هفته، از خاک نمونه برداری صورت گرفت. پس از عصاره‌گیری با محلول ۰/۰۵ نرمال غلظت روی نمونه‌ها توسط دستگاه جذب اتمی پرکین المر مدل ۳۰۳۰ قرائت شده و داده‌ها با نرمافزار Curve Expert و مدلهاي سینتیکی غير خطی شبه مرتبه اول، معادله ایلوویج، تابع نمایی و پخشیدگی پارabolیک، مورد برآش قرار گرفتند.

در معادله الوبیج
$$q_t = \frac{1}{\beta} \ln(\alpha\beta) + \left(\frac{1}{\beta}\right) \ln t$$
 از ثابت‌های α و β جهت تخمین سرعت واکنشها استفاده شده است [۱ و ۳].

در معادله تابع توانی
$$at^b$$
 (t) مستقل زمان، (q) متغیر وابسته مقدار یون در فاز جامد، a و b ثابت‌های مدل می‌باشند.

در معادله پخشیدگی پارabolیک:
$$R = C + R t^{\frac{1}{2}}$$
 ، R ثابت سرعت و q مقدار یون در فاز جامد در زمان می‌باشد.

نتایج و بحث

در تیمارهای کود آلی روی با حلایت زیاد و سولفات روی مرک، در هر دو سطح به کار برد شده، و همچنین تیمار کود آلی روی با حلایت کم در سطح دوبرابر حد بحرانی، مدلهاي ایلوویج و تابع توانی در تشریح رهاسازی روی از این منابع کودی موفق تر بوده و ضریب تبیین بین ۰/۹۸-۰/۹۲ می‌باشد. اما در تیمارهای کود آلی روی با حلایت کم در سطح معادل حد بحرانی و کود سولفات روی تجاری در هر دو سطح به کار برد شده، مدل پخشیدگی پارabolیک موفق تر عمل کرده و ضریب تبیین بالاتری نسبت به مدلهاي دیگر داشت. این طور به نظر می‌رسد که در غلظتهاي کم روی در خاک، سینتیک رهاسازی از مدل پارabolیک تبعیت کرده و عامل محدود کننده سرعت، پخشیدگی می‌باشد. اما در غلظتهاي بالاتر روی در خاک، سینتیک رهاسازی از مدل ایلوویج و تابع توانی تبعیت کرد. بنابراین سرعت رهاسازی

روی توسط ذرات خاک در مراحل اولیه در مقیاس زمانی واکنش، سریع و سپس با گذشت زمان به تدریج کاهش یافته، تا اینکه تعادل ظاهری حاصل شده و رهاسازی با سرعت ثابتی ادامه یافت. برآش داده‌های رهاسازی روی از تیمار سولفات روی مرک با غلظت روی معادل حد بحرانی با مدل‌های سینتیکی مورد استفاده، به عنوان نمونه در شکل ۱ نشان داده شده است.

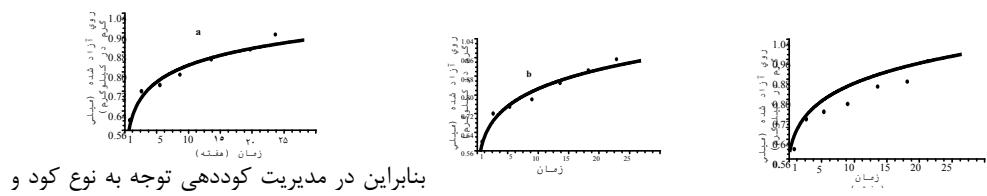
تیمارها	معادلات	ایلوویچ	تابع عاویس	پارابولیک	R	c	a	ab
T1	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.7}$	0.58	0.58	0.58	0.24	0.5	0.5	0.24
T4	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.81}$	0.33	0.33	0.33	0.43	$-$	$-$	$-$
K1	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.89}$	0.27	0.27	0.27	0.6	0.6	0.9	0.54
K4	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.88}$	0.28	0.28	0.28	0.9	0.28	0.28	0.25
Zn1	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.78}$	0.67	0.67	0.67	0.12	0.17	0.17	0.12
Zn4	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.74}$	0.83	0.83	0.83	0.18	0.2	0.2	0.18
M1	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.72}$	0.92	0.92	0.92	0.48	0.98	0.98	0.48
M4	$\frac{1}{\theta} = \frac{1}{0.79}$	0.92	0.92	0.92	0.42	0.4	0.4	0.42

جدول ۱. مقادیر ضرایب ثابت معادلات مورد استفاده در برآش داده‌های رهاسازی روی از منابع مختلف روی

k4: کاربرد کود روی با حلالیت زیاد جهت اضافه نمودن روی خاک در سطح چهار برابر حد بحرانی روی؛ M4 سولفات روی آزمایشگاهی در سطح چهار برابر حد بحرانی؛ k1: کود روی با حلالیت زیاد در سطح حد بحرانی؛ M1 سولفات روی آزمایشگاهی در سطح حد بحرانی؛ T4: کود روی با حلالیت کم در سطح چهار برابر حد بحرانی؛ T1: کود روی با حلالیت کم در سطح حد بحرانی؛ Zn4: کود روی تجاری در سطح چهار برابر حد بحرانی؛ Zn1: کود روی تجاری در سطح حد بحرانی؛ C: شاهد

ضریب α در تمام تیمارها در غلظت چهار برابر حد بحرانی، بیش از غلظت معادل حد بحرانی بود (جدول ۱). همچنین ضریب α در تیمارهای کود آلی با حلالیت زیاد و سولفات روی مرک در غلظتها مشابه، با هم اختلاف چندانی نداشته و بیش از تیمارهای کود آلی با حلالیت کم و کود معدنی روی بود. ثابت $\frac{1}{\beta}$ در معادله ایلوویچ، شب را نشان می-

دهد که می‌تواند به عنوان شاخصی برای برآورد سرعت آزادسازی روی از خاک در تیمارهای مختلف استفاده قرار گیرد. تفاوت بین مقادیر $\frac{1}{\beta}$ نشان می‌دهد که تاثیر کودها در آزادسازی روی از خاک متفاوت است و سرعت رهاسازی روی در کودهای مختلف، متفاوت می‌باشد. مدل تابع نمایی نیز توانست رهاسازی یا جذب روی از کودها را تشریح کند و پارامتر ab که به عنوان شاخص سرعت در این معادله می‌باشد، در کودها متغیر بود. بیشترین ضریب ab مربوط به تیمارهای کود آلی روی با حلالیت زیاد و سولفات روی مرک و کمترین ضریب ab مربوط به تیمارهای کود معدنی روی بود.



شکل ۲. برآش داده‌های آزادسازی روی از خاک طی زمانهای متفاوت در تیمار سولفات روی مرک در غلظت معادل حد بحرانی، با استفاده از مدل‌های سینتیکی ایلوویچ (a)، تابع توائی (b) و پارابولیک (c)

حالیت آن اهمیت ویژه‌ای دارد. زمان مصرف کودهای با حالیت بالا بهتر است همزمان با کاشت گیاه باشد و در مورد کودهای با حالیت کم بهتر است بین مصرف کود و کاشت گیاه فاصله زمانی مشخصی وجود داشته باشد.

منابع

- [1] Brewster, J. L., A. N. Gancheva. and P. H. Nye. 1975. The determination of desorption isotherm for soil phosphate using low volumes of solution and an anion exchange resin. *Soil Sci.* 26: 364-377.
- [2] Evangelou, V. P. 1998. Environmental Soil and water chemistry: principles and applications. John Wiley and Sons, Inc., New York.
- [3] Serrano, S., F. Garrido, C. G. Campbell and M. T. Garcia-Gonzalez. 2005. Competitive sorption of cadmium and lead in acid soils of central Spain. *Geoderma*. 124: 91-104.
- [4] Sparks, D. L. 1989. Kinetics of soil chemical processes. Academic Press, San Diego, CA.