

ارزیابی تغییرات برخی از خصوصیات فیزیکوشیمیایی اراضی زراعی (تحت کشت نیشکر و تناوبی) و بکر منطقه هفت تپه، خوزستان

سیروس جعفری^۱، مجید باقرنژاد^۱ و مصطفی چرم^۲

چکیده

گیاه نیشکر *Saccharum officinarum L.* در خوزستان در سطح نسبتاً وسیعی کشت می‌شود. طولانی بودن دوره کشت (۱۲ تا ۱۴ ماه)، مصرف زیاد آب (۲۵ تا ۳۰ دور آبیاری) و استفاده گسترده از ماشین آلات و ادوات سنگین کشاورزی در مراحل کاشت، داشت و برداشت نیشکر می‌تواند بر خصوصیات خاک اثر داشته باشد. مطالعه تغییرات پدید آمده در خصوصیات خاکها در طی دوره طولانی مدت کشت همراه با آبیاری زیاد در یک خاک منطقه خشک در حالی که بخشی از پتابسیم خاک توسط گیاه جذب شده و با کوددهی نیز تامین نشده است، می‌تواند اطلاعات مفیدی را در ارتباط با اثر رطوبت و کشت و کار در اراضی مناطق خشک ارائه دهد. بنابراین تغییرات برخی از ویژگیهای فیزیکوшیمیایی و همچنین تغییر اشکال مختلف پتابسیم خاک (محلول، تبادلی، تثبیت شده و کل) در اراضی تحت کشت نیشکر هفت تپه و کشت های تناوبی در مقایسه با اراضی بکر که در مجاورت هم قرار دارند بررسی شد. نتایج با برنامه آماری SAS تجزیه شد. نتایج نشان داد که کشت و زرع، ظرفیت تبادل کاتیونی خاک و رسها را نسبت به اراضی بکر بویژه در لایه سطحی افزایش داده است. همچنین توزیع اندازه ذرات نیز تا حدودی تغییر یافته است که این پدیده به ریزتر شدن ذرات خاک منجر گردیده است. علی رغم دمای زیاد و انجام عملیات شخم، میزان ماده آلی خاک کشت شده، نسبت به اراضی بکر، افزایش نسبتاً مناسبی را نشان می‌دهد. در اراضی تحت کشت نیشکر، پتابسیم قابل جذب در لایه سطحی خاک نسبت به اراضی بکر کاهش یافته است. این تغییر در اراضی تحت کشت تناوبی نسبت به بکر تغییری کمتری داشت. پتابسیم تثبیت شده بین لایه های رس در خاک تحت کشت نیشکر نیز کاهش یافته بود. این کاهش در لایه های عمقی خاک نسبت به لایه سطحی معنی دار نبود.

واژه های کلیدی: نیشکر، پتابسیم تثبیت شده، ظرفیت تبادل کاتیونی، پراش اشعه ایکس

مقدمه

صرف هیچ گونه کود پتابسیمی، بخشی از پتابسیم خاک را تخلیه نموده باشد. در طی این مدت به علت عدم افزایش کودهای پتابسیم دار و همچنین مقدار کم مواد جامد معلق و پتابسیم محلول در آب آبیاری امکان جایگزینی پتابسیم تخلیه شده از خاک وجود نداشته است (۳). عدم واکنش نیشکر به مصرف کودهای پتابسیمی در این اراضی در سالهای اخیر نکته مبهمی است که به نظر می‌رسد کلید آن در بررسی وضعیت شکل های مختلف پتابسیم خاک و تغییرات فیزیک و شیمیایی خاک باشد. وفور کانی های گروه میکا در اراضی خوزستان که ذخیره

نیشکر *Saccharum officinarum L.* در طول دوره رشد خود به ۳۰۰۰۰ مترمکعب آب آبیاری در هر هکتار در خوزستان نیازمند بوده که در ۲۵ الی ۳۰ نوبت به خاک اضافه می‌شود. این گیاه همچنین پتابسیم را نسبت به سایر عناصر معدنی بیشتر جذب می‌نماید (۲۶). برداشت ساقه های قابل آسیاب نیشکر سبب تخلیه بخش اعظمی از این پتابسیم جذب شده از خاک می‌شود (۲۶). به نظر می‌رسد، تولید بالای نیشکر با متوسط ۱۰۰ تن ساقه قابل آسیاب در هر هکتار در طی ۴۰ سال بدون

۱- برتریب دانشجوی دکتری و دانشیار بخش خاکشناسی

دانشگاه شیراز

۲- استادیار گروه خاکشناسی دانشگاه شهید چمران اهواز

$$\text{K} > \text{N} > \text{P} > \text{Ca} > \text{S} > \text{Mg} > \text{Cl} > \text{Fe} > \text{Zn} > \text{Mn} > \text{Cu} > \text{B} > \text{Mo}$$

پتاسیم در خاک به چهار شکل مختلف وجود دارد: پتاسیم در محلول خاک، پتاسیم تبادلی، پتاسیم ثابت شده بین لایه‌ها و پتاسیم موجود در شبکه کانی‌ها(۱۵). میزان پتاسیم قابل جذب در بسیاری از خاکهای خوزستان از جمله قسمت‌های حمیدیه و اراضی شمالی (اندیمشک) زیاد گزارش شده است (۵/۰ میلی‌اکیوالانت درصد گرم)(۱).

واکنش‌های متفاوتی به کاربرد کود پتاسیمی در اراضی تحت آبیاری با بافت سبک و متوسط در گیاهان زراعی ایران، پاکستان و آمریکا مشاهده شده است (۴، ۸ و ۲۹). پتاسیم آزاد شده از لایه‌های کانی و سایر فازها در طی فصل رشد ناچیز در نظر گرفته می‌شود، اما تحقیقات منگل و کربکی (۳۰) نشان داد که مقدار پتاسیم آزاد شده از بین لایه‌های کانیها به حدی است که می‌تواند بر جذب گیاهی اثر بگذارد. موریتسوکا و همکاران (۳۱) فرآیندهای مهم آزادسازی پتاسیم غیر تبادلی توسط ریشه را شامل واکنش تبادلی یا حل شدن کانی‌ها و یا هر دو گزارش کردند.

آزاد شدن پتاسیم غیر تبادلی ممکن است دلیلی برای عدم پاسخ گیاه به پتاسیم کودی باشد (۲۹). سدیم محلول در آب آبیاری می‌تواند جایگزین پتاسیم بین لایه‌ای در کانی می‌کشد. عمل جایگزینی مذکور توسط منیزیم محلول با سرعت بیشتری نسبت به سدیم صورت می‌گیرد (۳۴). فلدسپات‌های پتاسیم در اجزاء رس و سیلت ریز خاک یک منبع مهم پتاسیم در دسترس گیاه می‌باشند. فلدسپات‌ها نسبت به میکاها اهمیت کمتری دارند (۱۳ و ۱۵). میکاها بسته به نوع، مقدار، اندازه ذرات آن و همچنین میزان تر و خشک شدن مقدار متفاوتی پتاسیم آزاد می‌کنند. میکای با هشت وجهی سه تایی مثل بیوتیت^۳ پتاسیم را با سرعت

عمده پتاسیم خاک به شمار می‌روند ممکن است منبع عمده تامین پتاسیم گیاه باشد (۴، ۵ و ۷). تخریب کانی‌ها نیز می‌تواند منبع دیگر تامین پتاسیم گیاه باشد (۱۵).

کشت نیشکر از جمله فعالیت‌های کشاورزی است که در سطح گسترده انجام می‌گردد. نیشکر از منابع مهم تامین شکر مورد نیاز انسان بوده و بر اساس آمار فائو کل سطح برداشت شده جهانی آن در ۱۹۹۲ نزدیک به ۱۸ میلیون هکتار می‌باشد که متوسط تولید جهانی آن ۶۱ تن در هکتار بوده است (۲۶). مطالعات در برزیل و مناطق دیگر نشان می‌دهد که عمق ۳۰-۴۰ سانتی‌متری حاوی ۶۰-۴۰ درصد از کل وزن ریشه نیشکر بوده و بین ۳۰-۶۰ درصد از وزن ریشه نیز در عمق ۰-۳۰ سانتی‌متری قرار دارد (۲۶). حداکثر سرعت جذب پتاسیم توسط نیشکر برای کشت اول ۷۱٪ و برای مزرعه بازرویی^۲ تقریباً ۹۵٪ کیلوگرم در هکتار در روز می‌باشد. پتاسیم جذب شده توسط نیشکر با تنازع ۱۰۰ تن ساقه قابل آسیاب تقریباً ۲۰۰-۱۸۰ کیلوگرم در هکتار در سال می‌باشد (۲۶). میزان پتاسیم در ریشه‌ها، ساقه‌های قابل آسیاب و برگها بترتیب ۴، ۱۰۹ و ۱۰۵ کیلوگرم برای ۱/۵ تن ماده خشک ریشه، ۱۰۲ تن ساقه تازه و ۲۷ تن وزن تازه برگها در هر هکتار می‌باشد. با آتش زدن نیشکر، بخش اعظم پتاسیم موجود در شاخ و برگ به خاک بر می‌گردد (۲۶) و تنها پتاسیم موجود در ساقه‌ها از خاک تخلیه می‌شود. تلفات عمده پتاسیم در مزارع نیشکر توسط خروج ساقه‌های قابل آسیاب و به میزان کمی نیز توسط آبشویی صورت می‌گیرد. در شربت نیشکر تقریباً ۸۰٪ از کل پتاسیم ساقه ذخیره شده است که عمدها به ملاس اضافه می‌شود. ترتیب غلظت عناصر غذایی در گیاه نیشکر بصورت زیر می‌باشد (۲۶) :

پتاسیم بیش از حد آستانه باشد کانی‌های حد واسط میکا-قابل انبساط ۱:۲، پتاسیم را جذب می‌کنند (۱۳). هیسینگر و جیلارد (۲۱) نشان دادند که آزاد شدن پتاسیم بین لایه‌ای در کانی فلوگوپیت در ریزوسفر سورگوم، زمانی که غلظت پتاسیم در محلول ریزوسفر به زیر حد آستانه ۸۰ میلی مول در متر مکعب می‌رسد رخ می‌دهد. حد آستانه غلظت پتاسیم برای کانی بیوتیت ۴۰۰-۵۰۰ میلی مول در متر مکعب و برای مسکویت و ایلیت ۲/۵ میلی مول در متر مکعب گزارش شده است (۳۱). حل شدن کانی‌ها توسط اسید، فرآیند دیگر آزاد سازی پتاسیم غیر تبادلی از کانی‌ها می‌باشد. حل شدن ساختمان فلوگوپیت در ریزوسفر کلم احتمالاً به دلیل ترشح پروتون توسط ریشه رخ می‌دهد. آزاد شدن پتاسیم غیر تبادلی از فلدسپات‌ها نیز به ترشحات اسیدی ریشه بخصوص اسیدهای سیتریک و اگزالیک نسبت داده شده است (۲۲).

بررسی تغییرات پدید آمده در خصوصیات خاکها در دوره طولانی مدت کشت و کار همراه با آبیاری متراکم در یک خاک منطقه خشک در حالی که بخشی از پتاسیم خاک نیز توسط گیاه تخلیه شده و جایگزین نیز نشده است، می‌تواند اطلاعات مفیدی را در ارتباط با اثر رطوبت و کشت و کار در اراضی مناطق خشک ارائه دهد. بنابراین هدف از انجام این تحقیق بررسی تغییرات برخی از خصوصیات فیزیکوشیمیایی با تاکید بر تغییر اشکال مختلف پتاسیم خاک (محلول، تبادلی، تثبیت شده و کل) در اراضی تحت کشت نیشکر و کشت‌های تناوبی در مقایسه با اراضی بکر می‌باشد.

مواد و روش‌ها

اراضی مورد مطالعه در عرض جغرافیایی ۳۴/۴ و طول ۴۸/۲۱ درجه بین دو رود شاور و دز در ۱۰۰ کیلومتری شمال اهواز واقع شده‌اند. ارتفاع آن از

بیشتری نسبت به میکای با هشت وجهی دوتایی مثل مسکویت^۱ آزاد می‌کند (۱۵). میکاها عمدتاً در جزء درشت رس (۰-۲/۰ میکرومتر) قرار دارند. ذرات ریز میکا، پتاسیم را با سرعت بیشتری نسبت به ذرات درشت آزاد می‌کنند (۱۳). با تبدیل میکا به کانی‌های ۲:۱ و ایجاد مکانهای جدید تبادلی، ظرفیت تبادل کاتیونی خاک افزایش خواهد یافت (۱۳).

روش معمول اندازه گیری پتاسیم قابل جذب، عصاره گیری خاک با استات آمونیوم می‌باشد که شاخص خوبی برای اندازه گیری قابلیت دسترسی گیاه بحساب نمی‌آید (۲۹). در خاکهای غنی از میکا، پتاسیم تبادلی به تنها یک شاخص ضعیفی در ارزیابی پتاسیم قابل دسترس گیاه می‌باشد و میزان میکا در اجزاء رس و سیلت نسبت به پتاسیم تبادلی خاک در جذب گیاهی از اهمیت بیشتری برخوردار می‌باشد. برخی از محققان واکنش خوبی را در گیاهان زراعی به کاربرد پتاسیم در اراضی با $200 \text{ mgK}^+ \text{ kg}^{-1}$ مشاهده کرده اند در حالی که حد کفايت پتاسیم در خاک $100 \text{ mg K}^+ \text{ kg}^{-1}$ در نظر گرفته شده است (۲۹).

منبع دیگر تخلیه پتاسیم خاک آبشویی می‌باشد. حرکت پتاسیم در خاکهای ایلیتی با بافت سنگین بسیار کند می‌باشد (۶). در آزمایشی، آبشویی پتاسیم از سه خاک با بافت‌های رسی، لوم و لومی ماسه ای بررسی شد. آبشویی پتاسیم با مصرف ۳۰۰۰۰ متر مکعب آب آبیاری در هکتار در سال از عمق ۰-۳۰ سانتی‌متر در خاک رسی $9/۳۳$ کیلوگرم، خاک لومی 9 کیلوگرم و خاک شنی $62/7$ کیلوگرم در هکتار بود (۲).

زمانی که غلظت پتاسیم در محلول خاک کمتر از حد آستانه باشد، پتاسیم بین لایه‌ای کانی توسط کاتیونهای دیگر جایگزین می‌شود. وقتی غلظت

اکسیدهای آهن و منگنز با روش مهرا و جکسون (۲۸) استخراج و اندازه گیری شد. کلسیم و منیزیم تبادلی نیز از تفاضل سدیم و پتاسیم تبادلی از ظرفیت تبادل کاتیونی خاک محاسبه شدند (۳۵).

نتایج حاصله بصورت کرتهای خرد شده در قالب بلوکهای کامل تصادفی با سه تکرار به کمک نرم افزار آماری SAS آنالیز گردیدند (۳۳). در این طرح عامل اصلی نوع کشت (A) و عامل فرعی عمق نمونه برداری (B) در نظر گرفته شد.

نتایج و بحث

منبع تأمین آب آبیاری در اراضی هفت تپه رودخانه دز می باشد که متوسط کیفیت آب این رودخانه در طی ۳۷ سال در جدول ۱ آورده شده است میزان املاح و مواد معلق موجود در آب رودخانه دز نسبتاً کم می باشد. پتاسیم موجود در آب دز بطور متوسط 0.003 mg/l سانتی مول در لیتر است که نسبتاً کم می باشد (جدول ۱). برخی از ویژگی های فیزیکو شیمیایی خاکهای هفت تپه در جدول ۲ نشان داده شده است. هدایت الکتریکی خاکهای بکر (جدول ۲) نشان می دهد که این اراضی عمدتاً سور بوده و قبل از کشت و کار نیاز به انجام آبشویی اولیه دارند. نمک غالب در این اراضی عمدتاً کلرید سدیم می باشد (۳).

کاهش شوری به 83 mg/l دسی زیمنس بر متر در لایه $0-40\text{ cm}$ سانتیمتری خاک در هفت تپه به آبیاری در زراعت نیشکر و کیفیت مناسب آب آبیاری مربوط می گردد. آبیاری سبب حذف گچ از پروفیل اراضی کشت شده گردیده است. گچ به میزان 30 g/m^2 در کیلوگرم در اعماق مختلف اراضی بکر هفت تپه وجود داشته است که در اراضی تحت کشت نیشکر و تناوبی از پروفیل خاک حذف شده است. حلالیت گچ در آب تقریباً سبب تخلیه کامل آن از پروفیل خاکهای تحت کشت شده است. به همین دلیل اختلاف معنی داری بین اراضی بکر و زراعی در

سطح دریا 42 m تا 82 m متر می باشد. متوسط بارندگی سالیانه منطقه 265 mm میلیمتر در سال بوده که حداقل آن در ماههای دی و بهمن است. نمونه برداری از اراضی با سابقه کشت طولانی نیشکر (۴۲ سال) در کشت و صنعت هفت تپه از مزارع 102 , 103 , 104 و 110 در سال ۱۳۸۲ انجام شد. نمونه خاک مربوط به کشت تناوبی نیز از اراضی مجاور که در آنها کشت های متداولی مثل گندم، جو و صیفی جات طی بیش از صد سال انجام شده بود برداشته شد. خاک کشت نشده (بکر) نیز از اراضی مجاور همین مزارع که در طی این سالها بصورت دست نخورده باقی مانده بود نمونه برداری شد. نمونه ها از اعماق $0-40$, $40-80$ و 80 cm سانتیمتری برداشته شد. حداقل 10 نمونه از نقاط مختلف هر مزرعه بصوت تصادفی برداشته شده و سپس نمونه های متناظر با همدیگر مخلوط شدند. نمونه های فوق به کمک مته دستی برداشته و پس از خشک کردن، آسیاب و با عبور از الک 2 mm میلیمتری، تجزیه های زیر روی نمونه های مربوط به هر مزرعه انجام شد:

قابلیت هدایت الکتریکی در عصاره اشباع خاک، pH خاک بوسیله اندازه گیری pH در تعیق با نسبت $2/5$ خاک به آب اندازه گیری شد (۳۵). درصد رطوبت اشباع خاک (SP) با خشک کردن گل اشباع نمونه در دمای $110-105^\circ\text{C}$ و محاسبه درصد رطوبت تعیین گردید (۳۵). بافت خاک به روش پی پت (۱۳ و ۱۶)، ماده آلی به روش اکسایش تر (۲۳)، کربنات کلسیم به روش خنثی سازی با اسید کلریدریک و حرارت دهی (۳۲)، گچ به روش رسوب در استن (۳۵)، ظرفیت تبادل کاتیونی به روش چاپمن (۱۱)، پتاسیم محلول با عصاره گیری اشباع خاک و قرائت با شعله سنجی، پتاسیم تبادلی به روش عصاره گیری با استات آمونیوم (۲۷)، پتاسیم ثبیت شده به کمک عصاره گیری با اسید نیتریک جوشان (۹)، پتاسیم کل به روش هضم خاک در کربنات سدیم (۲۴) انجام شد.

جدول ۱- میانگین ۳۷ ساله برخی از ویژگی‌های شیمیایی و فیزیکی آب رودخانه دز

	آئیون‌ها ($\text{cmol}_\text{c} \text{ L}^{-1}$)				کاتیون‌ها ($\text{cmol}_\text{c} \text{ L}^{-1}$)				TDS Mg L^{-1}	pH	EC $\mu\text{S}/\text{c}$	دما $^{\circ}\text{C}$	شرح
	SO_4^{2-}	Cl^-	HCO_3^-	CO_3^{2-}	K^+	Na^+	Mg^{2+}	Ca^{2+}					
حداکثر	۰/۰۵	۰/۲۰	۰/۳۰	۰	۰/۰۰۴	۰/۲۲	۰/۰۹	۰/۱۵	۲۳۱۰	۸/۳	۶۱۱	۲۴	
حداقل	۰/۰۹	۰/۰۸	۰/۲۲	۰/۰۰۲	۰/۰۷	۰/۰۴	۰/۰۹	۰/۰۹	۲۹۵	۷/۹	۴۳۳	۱۲	
میانگین	۰/۰۳	۰/۲۵	۰/۰۰۳	۰/۱۴	۰/۱۴	۰/۰۷	۰/۱۲	۰/۱۲	۴۹۸/۵	۸/۱۱	۵۰۷/۷	۱۶/۷	

جمله عوامل خنثی کننده کربناتها به حساب می‌آیند. عامل دیگر تا حدودی به افزایش کود اوره در طی زراعت‌های نیشکری و یا تناوبی مربوط می‌گردد. در تبدیل اوره به نیترات (پدیده نیتریفیکاسیون) توسط باکتریها، یون هیدروژن تولید شده که تا حدودی سبب کاهش پهلوای خاک می‌شود.

همچنانکه مشاهده می‌شود با کشت‌های نیشکر و تناوبی از میزان شن نسبت به خاکهای بکر تا حدودی کاسته شده و در عوض بخش‌های ریزتر خاک افزایش نشان می‌دهند. این عمل ممکن است به فراهمی رطوبت و تشدید فرآیندهای هوا دیدگی در خاک مربوط شود. نتایج مشابهی نیز توسط کدوما و همکاران (۲۳) ارائه شده است. از طرفی کشت گیاه و ایجاد محیطی مناسب جهت فعالیت موجودات زنده خاک می‌تواند در تخریب ذرات درشت خاک (شن) به ذرات ریزتر مؤثر باشد چنین مشاهداتی با نتایج برترین و بلجی (۱۰) و هاما و همکاران (۱۷) مطابقت دارد که تبدیل ذرات ریز بر اثر فعالیت موجودات زنده و کشت و کار را گزارش نموده‌اند. از سویی همچنانکه در جدول ۱ نیز دیده می‌شود همراه آب آبیاری ذرات معلقی نیز به خاک اضافه می‌شود که این ذرات عمدتاً سیلت ریز و رس می‌باشد. با توجه به حجم زیاد آب

سطح ۱٪ مشاهده می‌شود. تغییر پهلوای خاک ناشی از فعالیت‌های مختلف کشاورزی در خاکهای مورد مطالعه اندک است. این امر می‌تواند به قدرت زیاد بافری خاک مربوط گردد. وجود مقادیر زیادی از کربناتها در این اراضی (بین ۳۸۱-۴۵۲ گرم در کیلوگرم خاک) همراه با ظرفیت تبادل کاتیونی رس‌ها مانع از تغییرات پهلوای خاک شده است. با این وجود اختلاف نوع کشت و عمق‌های مورد بررسی و همچنین تعامل آنها از لحاظ آماری معنی دار شده است. علت این تا حدودی به افزایش پهلوای خاک در اثر شوری‌زدایی بر می‌گردد. کشت و کار نیشکر و همچنین کشت تناوبی سبب کاهش میزان کربناتها در خاک شده است. در لایه سطحی خاک هفت تپه میزان کربنات از ۴۲۵ در خاک بکر بترتیب به ۳۹۸ و ۳۶۲ گرم در کیلوگرم در کشت نیشکری و کشت تناوبی کاهش یافته است. کاهشی مشابه ولی به میزان کمتر نیز در لایه ۴۰-۸۰ سانتی‌متری بخصوص در اراضی هفت تپه برای کشت نیشکری و تناوبی نسبت به اراضی بکر مشاهده می‌شود. در لایه های پائین تر از عمق ۸۰ سانتی‌متری میزان کربنات کلسیم کاهش بسیار کمتری نشان می‌دهد. آزاد شدن گاز دی‌اکسید کربن بر اثر فعالیت‌های زیستی و تشکیل اسید کربنیک، ترشحات ریشه و تجزیه مواد آلی که منجر به تولید اسیدهای آلی می‌شود از

این افزایش میزان فسفر ناشی از افزایش کودهای فسفره در طی کشت و کار می‌باشد. کود فسفره به میزان ۴۰۰-۲۵۰ کیلوگرم در هکتار (دی‌آمونیم فسفات یا سوپر فسفات تریپل) در اراضی تحت کشت نیشکر در زمان کاشت مصرف شده است. در بازرویی بعدی در صورت مشاهده علائم کمبود فسفر در گیاه این کود به خاک اضافه می‌شود. در حالی که در کشت تناوبی در هر سال فسفر بطور متوسط به میزان ۱۵۰-۱۰۰ کیلوگرم در هکتار (دی‌آمونیوم فسفات و یا سوپر فسفات تریپل) به خاک اضافه شده است. از طرفی حجم زیست توده خارج شده از مزرعه برای نیشکر در هر سال حدود ۱۰۰ تن ساقه قابل آسیاب در هکتار می‌باشد و پوشال و سرنی نیز سوزانده می‌شود که در اثر این عمل بخشی از فسفر موجود در نسوج گیاهی در اثر سوزاندن بقایا از خاک خارج می‌شود (۲۶).

زراعت موجب افزایش ماده آلی در خاک، و به تبع آن نیتروژن کل خاک نیز اختلاف معنی داری در سطح ۱٪ در عمق سطحی اراضی زراعی نسبت به بکر نشان می‌دهد. در زراعت نیشکر علی رغم سوزاندن بقایای گیاهی و خروج ساقه‌های قابل آسیاب از خاک، ریشه‌ها و طوقه‌ها هر ساله به خاک اضافه می‌شوند. این منبع ماده آلی حدود ۴۰٪ وزن ساقه‌های قابل آسیاب می‌باشد (۲۶). متوسط تولید نیشکر در طی سالهای گذشته در هفت تپه تقریباً ۱۰۰ تن در هکتار بوده است (داده‌های منتشر نشده کشت و صنعت هفت تپه) که با افزایش ریشه و طوقه بهمراه مقداری نیز ضایعات ساقه همراه با علفهای هرز بیش از ۴۰ تن در هکتار مواد آلی در سال به خاک اضافه شده است. با این حجم از ماده آلی اضافه شده به خاک، میزان ماده آلی خاک در لایه ۴۰-۰ سانتیمتری در اراضی نیشکری و کشت تناوبی به ترتیب به ۲۱/۱۸ و ۲۰/۹ گرم در کیلوگرم رسیده است که

آبیاری در زراعت نیشکر از یک سو و سابقه طولانی کشت تناوبی از سوی دیگر حجم این بخش از مواد اضافه شده قابل توجه بوده و می‌تواند از عوامل تغییر در میزان اجزاء ذرات خاک اراضی زراعی باشد. از لحاظ آماری میزان شن، سیلت، و رس در اراضی زراعی نسبت به بکر در سطح ۱٪ اختلاف معنی‌داری نشان می‌دهد. با این وجود شن و رس نسبت به اعمق نمونه برداری در سطح ۵٪ معنی‌دار می‌باشد. در حالی که میزان سیلت در اعمق مختلف مورد مطالعه در سطح ۱٪ معنی‌دار است. بخشی از این تغییرات به آبرفتی بودن خاکها نسبت داده می‌شود. بافت خاکهای خوزستان (به روش هیدرومتر) عموماً سیلتی رسی تا سیلتی رسی لوم می‌باشد. ایجاد سله‌های سخت پس از آبیاری احتملاً بدلیل کمبود ماده آلی و سیلت زیاد از خصوصیات این خاکها می‌باشد. توزیع اندازه ذرات با روش پی‌پت پس از حذف کربنات، مواد آلی و هیدروکسیدهای آهن و آلومینیم نشان می‌دهد که بافت‌ها عمدتاً رسی بوده ولی میزان سیلت ریز و درشت آنها نیز بالا می‌باشد. کاهش نسبت ذرات درشت به ذرات ریزتر در خاکهای با کشت تناوبی شدت بیشتری را نشان می‌دهد. بررسی تغییرات میزان عناصر غذایی چون فسفر قابل جذب نشان می‌دهد که کشت و کار سبب افزایش فسفر قابل جذب هم در اراضی تحت کشت نیشکر و هم در کشت تناوبی نسبت به اراضی بکر شده است. از لحاظ آماری اختلاف هم در اراضی تحت کشت و هم بکر در سطح ۱٪ معنی‌دار می‌باشد. این افزایش در لایه سطحی بیشتر از لایه‌های پائینی خاک می‌باشد. در لایه ۴۰-۸۰ سانتیمتری نیز افزایشی در میزان فسفر خاک مشاهده می‌شود. این امر ممکن است به دلیل قرار گذاری کود فسفره در کف جویچه‌هایی به عمق ۶۰-۷۰ سانتیمتری باشد (قرارگذاری عمقی کود). همچنین افزایش فسفر قابل جذب در کشت تناوبی بیشتر از کشت نیشکری می‌باشد.

کشت و کار افزایش قابل توجهی را نشان می‌دهد. ظرفیت تبادل کاتیونی اعمق ۴۰-۸۰، ۸۰ و سانتی‌متری در اراضی تحت کشت نیشکر هفت تپه بترتیب $\frac{7}{3}$ ، $\frac{3}{1}$ و $\frac{1}{2}$ و در اراضی با کشت تناوبی بترتیب $\frac{5}{6}$ ، ۳ و $\frac{2}{1}$ سانتی مول بار در کیلوگرم نسبت به اراضی بکر افزایش نشان می‌دهند که هم در عمق و هم از لحاظ کشت اختلاف معنی داری در سطح ۱٪ دارد. مقداری از این افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی ممکن است به دلیل بالا رفتن میزان ماده آلی خاک باشد. از طرف دیگر افزایش ماده آلی و برخی از ترکیبات مربوط به موجودات زنده خاک خود می‌تواند در تحول برخی از کانیها بخصوص ایلیت موثر بوده و در افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی خاک بطور مستقیم دخالت کند. نتایج مشابهی توسط برتلین و بلجی (۱۰) نیز گزارش شده است.

تغیرات ناشی از خروج پتاسیم و تحول کانی‌های رسی از دلایل دیگر افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی خاک است (شکل ۱). نتایج اanalیزهای XRD نشان می‌دهد که برخلاف اراضی بکر که در آنها هیچ گونه رس قابل انبساط دیده نمی‌شود در اراضی کشت شده در تیمار منیزیم و گلیسروول کانی‌های قابل انبساط کاملاً قابل شناسایی هستند. تشکیل کانی‌های قابل انبساط در اراضی تحت کشت نیشکری بیشتر از اراضی تحت کشت تناوبی بوده است. این امر از روی کاهش پتاسیم قابل جذب در اراضی تحت کشت بخصوص در کشت نیشکری نیز تأیید می‌شود (۱۳). افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی رس‌های خالص شده در اراضی تحت کشت نسبت به اراضی بکر نیز از دلایل دیگر تأیید کننده این مدعای است که کانی‌های رسی خاک تحول یافته‌اند. نتایج مشابهی نیز توسط هکتور و مور (۲۰) ارائه شده است. این اختلاف در اعمق مختلف در سطح ۱٪ معنی‌دار می‌باشد. چنین نتایجی توسط محققان

نسبت به اراضی بکر (۴/۶۵ گرم در کیلوگرم) افزایش مناسبی نشان می‌دهد. عدم افزایش بیشتر ماده آلی خاک در اراضی کشت شده می‌تواند به عوامل متعددی چون شخم، دمای زیاد و مرطوب بودن خاک (ناشی از آبیاری) در طی فصول گرم مربوط باشد. شخم زدن سبب تسريع ورود اکسیژن به خاک شده و پدیده اکسایش ماده آلی تسريع می‌شود (۳۱). دمای زیاد نیز از عوامل مهم دیگر در تسريع اکسایش ماده آلی خاک می‌باشد. در کشت تناوبی نیز بر اثر چرای دام، عمدۀ بقایای گیاهی حاصل از کشت و زرع از مزرعه خارج شده و مقدار اندکی به خاک اضافه می‌شود. میزان تولید ماده آلی در خاک کشت نشده به دلیل شور بودن خاک و عدم امکان رشد گیاه کم می‌باشد. افزایش ماده آلی خاک سبب افزایش ماده آلی لایه ۴۰-۸۰ سانتی‌متری خاک نیز شده است. این امر بر اثر وجود ریشه‌های عمیق نیشکر در خاک‌های تحت کشت نیشکر و به میزان کمتر ممکن است در اثر آبشویی مواد آلی از لایه سطحی پدید آمده باشد. ریشه نگهدارنده نیشکر که به عمق پائین‌تر از یک متری نیز نفوذ می‌کند سبب افزایش ماده آلی خاک در اعمق خاک نیز می‌شود. افزایش ماده آلی خاک تا اعماق پائین‌تر از ۸۰ سانتی‌متری نسبت به شاهد چندان قابل توجه نیست. اختلافها نسبت به اراضی بکر و اعمق مختلف در سطح ۱٪ معنی‌دار می‌باشد.

ظرفیت تبادل کاتیونی خاک ویژگی مهمی به حساب می‌آید که در اراضی خوزستان به دلیل کمبود ماده آلی و نوع رس‌های غالب که عمدتاً ایلیت و کلریت می‌باشد نسبتاً کم است (۴، ۵ و ۸). ظرفیت تبادل کاتیونی خاکها در اثر کشت نیشکر و کشت‌های تناوبی افزایش یافته است و این افزایش در اراضی کشت شده نسبت به بکر و همچنین در سطح خاک نسبت به عمق معنی‌دار شده است. ظرفیت تبادل کاتیونی خاک‌های بکر بین $12/6-13/6 \text{ cmol}_{(+)} \text{ kg}^{-1}$ قرار دارد که با عملیات

می باشند. بافت خاک اراضی کشت تناوبی نسبتاً از خاک تحت کشت نیشکری و بکر سنگین تر می باشد که ممکن است بدلیل هوادیدگی بیشتر ناشی از تامین رطوبت و تبدیل ذرات درشت به نیشکری مشاهده می شود. دلیل این امر ممکن است به پدیده تر و خشک شدن خاک و آزاد شدن پتاسیم ثبت شده از بین لایه های کانی ها مربوط باشد. در صورتی که در اراضی تحت کشت نیشکر پتاسیم آزاد شده در لایه های بالای خاک عمدتاً جذب گیاه شده و آبشویی کمتر رخ می دهد. همچنین نیاز گیاهان در کشت تناوبی که عمدتاً جو، گندم، ذرت و صیفی جات می ۳۳ باشد بسیار کمتر از نیشکر می باشد. چنانکه از شکل ۳ نیز مشاهده می گردد بخشی از پتاسیم ثبت شده در لایه سطحی خاک تحت کشت نیشکر کاهش یافته است. این کاهش که به $1/1$ سانتی مول در کیلوگرم بالغ می گردد ممکن است با جذب پتاسیم توسط گیاه و کاهش پتاسیم تبادلی و محلول، از طریق بخش ثبت شده جایگزین شده باشد. ذرات ریزتر و آزاد سازی بیشتر پتاسیم طی این پروسه باشد تغییرات پتاسیم کل در اراضی تحت کشت تناوبی نسبت به بکر در هفت تپه ناچیز می باشد. این بدلیل غنی بودن مواد مادری این خاکها از پتاسیم از یک سو (۴، ۵ و ۸) و قرار داشتن بخش اعظمی از پتاسیم در ساختار کانی ها می باشد که مقدار قابل جذب توسط گیاه نسبت به مقدار کل آن رقم ناچیزی می باشد آبشویی و خروج املاح اضافی سبب کاهش میزان یون سدیم در مکانهای تبادلی شده و میزان کلسیم و منیزیم تبادلی افزایش یافته است. سدیم بدلیل شعاع زیاد هیدراته و ظرفیت کمتر نسبت به کلسیم و منیزیم از شانس کمتری برای اشغال مکانهای تبادلی برخوردار می باشد. این موضوع سبب شده است که میزان منیزیم و کلسیم موجود در گیاه نیز با افزایش سالهای کشت به مرور افزایش یابد. نتایج مشابهی نیز توسط بنی عباسی

دیگر نیز گزارش شده است (۱۸). تغییر مربوط به توزیع اندازه ذرات نیز می تواند از دلایل دیگر افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی در اراضی تحت کشت به حساب آید. شکل ۲ نمودار تغییرات ظرفیت تبادل کاتیونی را برای رس ها و خاک های عمق $0-40$ سانتی متری اراضی تحت کشت تناوبی، نیشکری و بکر هفت تپه نشان می دهد. تغییرات پتاسیم قابل جذب خاک (محلول و تبادلی) از موارد مهم در زراعت نیشکر می باشد. کاهش قابل توجهی در پتاسیم قابل جذب در لایه سطحی اراضی تحت کشت نیشکر هفت تپه نسبت به اراضی بکر دیده می شود (جدول ۲) که با مشاهدات هارتمنک مطابقت دارد (۱۸ و ۱۹).

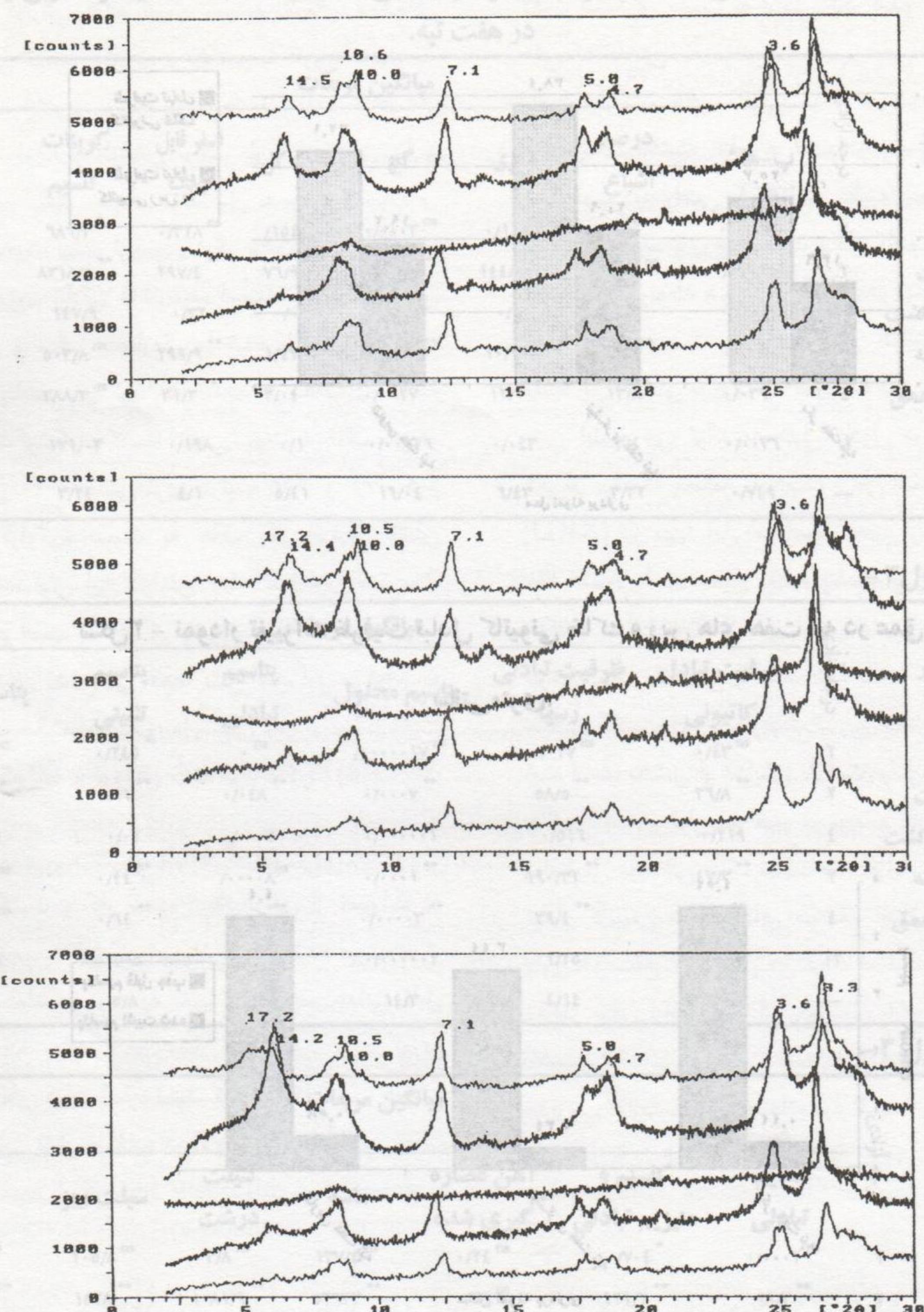
از لحاظ آماری بین غلظت پتاسیم قابل جذب در اراضی زراعی و بکر اختلاف معنی داری وجود دارد. در لایه سطحی خاک هفت تپه که بیشترین خروج پتاسیم از خاک در آن لایه رخ داده است پتاسیم قابل جذب از $44/0$ سانتی مول در کیلوگرم در خاک بکر به $34/0$ سانتی مول در کیلوگرم کاهش یافته است. در حالی که در خاک تحت کشت تناوبی در طول پروفیل خاک افزایشی در پتاسیم تبادلی نسبت به خاک بکر و کشت احتمالاً بخشی از پتاسیم جذب شده از خاک توسط گیاه نیشکر از پتاسیم محلول موجود در آب آبیاری (که ممکن است به طور مستقیم نیز جذب گیاه شود) و همچنین مواد معلق جامد که غنی از رس های ایلیت و فلدسپار می باشد تأمین شده است (جدول ۱). آزاد شدن پتاسیم ثبت شده در لایه ها و پتاسیم حاصل از تخریب احتمالی برخی از کانی ها و یا تبدیل هایی که در کانی ها رخ داده است نیز منبع دیگری برای تأمین پتاسیم مورد نیاز گیاه در طول دوره رشد می باشد (شکل ۱). پتاسیم قابل جذب در لایه های $40-80$ و 80 سانتی متری در خاک بکر در حدود خاک کشت نیشکری می باشد و این دو کمتر از مقدار پتاسیم قابل جذب موجود در خاک های تحت کشت تناوبی

جدول ۲ - میانگین برخی از ویژگی های فیزیکو شیمیایی خاکهای تحت کشت نیشکر، تناوبی و بکر هفت تپه، خوزستان.

av. فسفر mg/kg	ازت کل mg/kg	جع (%)	رس	رس	سیلت ریز	درشت	سیلت شن	کربنات متگنز	آهن و کلسیم	ماده آلی	شوری dS/m	درصد اشباع	پ-هاش 1:۲۵	عمق cm	نموفه خاک	نام خاک	
۶/۸	۳/۲	۰/۳	۰۳۷	۹۹	۱۲۱	۲۴۳	۴/۴	۴۲۰	۴/۷	۰/۹	۰۲	۷/۸	۰-۴۰				
۴/۳	۳/۳	۰/۳	۰۴۰	۱۰۴	۷۲	۲۳۴	۴/۳	۴۰۲	۴/۱	۱۱/۹	۵۶	۸/۱	۴۰-۸۰	کشت نشده			
۲/۱	۳/۱	۰/۳	۰۰۷	۸۰	۱۱۹	۲۴۴	۴/۲	۴۳۷	۳/۸	۰/۹	۵۷	۷/۹	>۸۰				
۱۹/۰	۶/۷	.	۶۱۰	۱۱۰	۱۰۳	۱۲۲	۴/۶	۳۹۸	۲۱/۲	۰/۸	۰۰	۸/۱	۰-۴۰				
۱۳/۰	۶/۶	.	۶۲۹	۱۳۳	۱۱۴	۱۲۴	۴/۸	۳۸۹	۱۴/۰	۰/۷	۰۰	۸/۲	۴۰-۸۰	کشت نیشکر			
۶/۰	۴/۶	.	۰۸۳	۱۰۰	۱۰۹	۱۰۳	۴/۹	۳۹۹	۸/۳	۰/۸	۵۶	۷/۹	>۸۰				
۲۴/۳	۹/۷	.	۶۵۸	۱۲۲	۱۲۲	۹۸	۰/۱	۳۶۲	۲۰/۹	۱/۰	۵۶	۸/۱	۰-۴۰				
۱۴/۱	۷/۹	.	۶۸۱	۱۱۶	۱۰۸	۹۵	۴/۶	۳۸۱	۱۱/۳	۰/۹	۵۶	۷/۹	۴۰-۸۰	کشت تناوبی			
۷/۳	۸/۸	.	۶۴۷	۱۶۱	۱۰۸	۸۴	۴/۴	۳۹۲	۷/۴	۰/۷	۵۷	۸/۱	>۸۰				

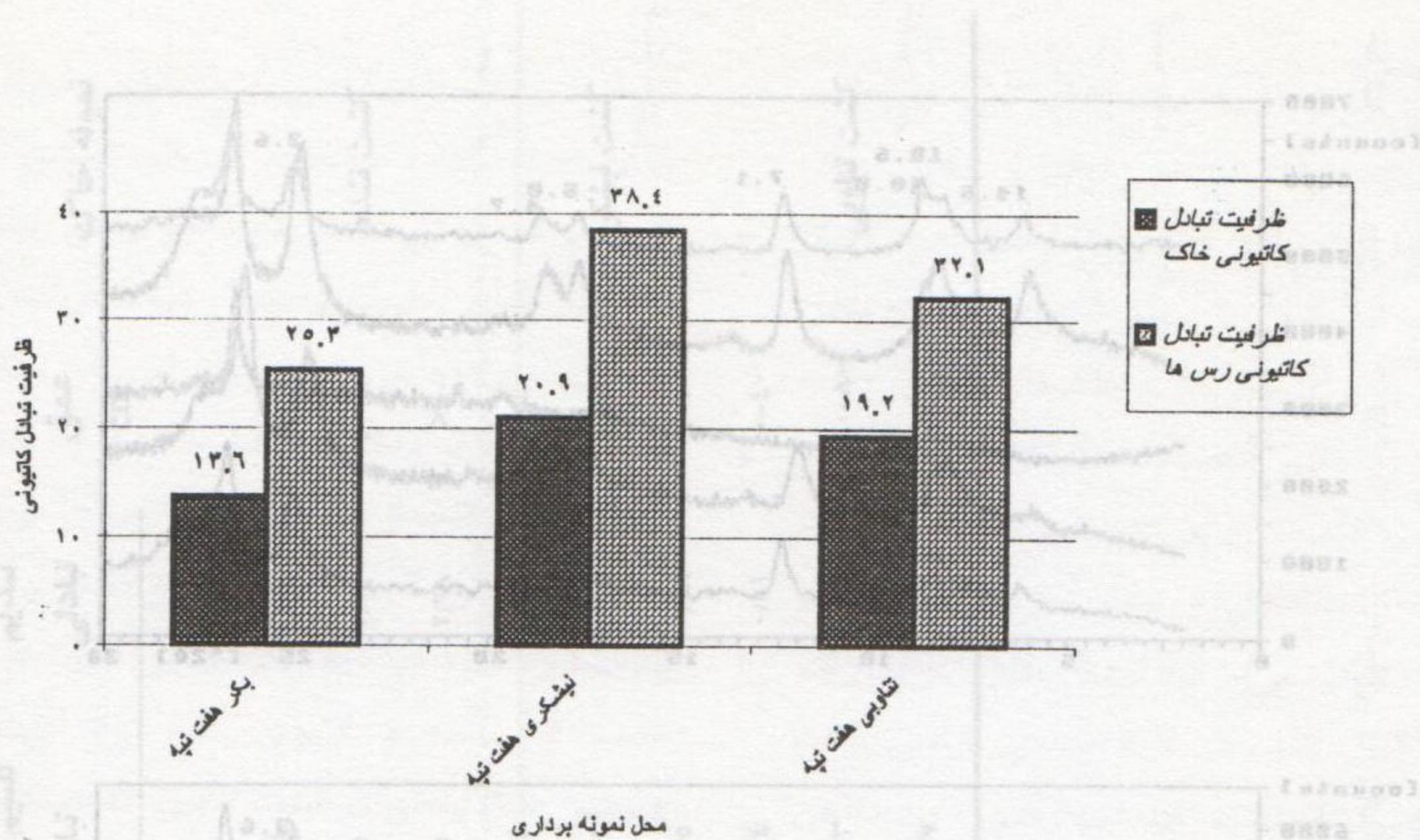
آهن، عصاره گیری شده با سیترات، یکربنات و دی‌تیونات سدیم. سیلت درشت شامل ذرات با قطر ۲۰-۵۰ و برای سیلت ریز ۲-۲۰ میکرومتر می باشد.

نمونه خاک	عمق cm	تبدالی	سدیم	کلسیم و منیزیم	ظرفیت تبادل کاتیونی خاک	ظرفیت تبادل کاتیونی رسها	محلول	تبادلی	پتابسیم	تبادلی	پتابسیم غیر تبادلی	پتابسیم کل
$\text{Cmol}_{\text{C}} \text{ kg}^{-1}$												
۲۸/۶	۴/۰	۰/۴۴	۰/۰۲۷	۲۵/۳	۱۳/۶	۱۰/۴	۲/۷۵	۰-۴۰				
۲۹/۴	۳/۱	۰/۴۱	۰/۰۱۴	۲۴/۱	۱۳/۱	۹/۰	۳/۲۲	۴۰-۸۰	کشت نشده			
۲۹/۰	۳/۱	۰/۴۲	۰/۰۱۰	۲۳/۲	۱۲/۶	۹/۰	۲/۶۸	>۸۰				
۲۸/۹	۳/۴	۰/۳۴	۰/۰۰۳	۳۸/۴	۲۰/۹	۱۸/۴	۰/۳۸	۰-۴۰				
۲۹/۲	۳/۰	۰/۴۲	۰/۰۰۲	۲۷/۲	۱۶/۲	۱۵/۴	۰/۳۹	۴۰-۸۰	کشت نیشکر			
۲۹/۴	۳/۶	۰/۴۲	۰/۰۰۲	۲۲/۴	۱۲/۸	۱۱/۰	۰/۳۸	>۸۰				
۳۰/۴	۴/۴	۰/۰۸	۰/۰۰۸	۳۲/۱	۲۱/۰	۲۰/۴	۰/۰۱	۰-۴۰				
۲۹/۹	۴/۴	۰/۰۱	۰/۰۰۳	۲۰/۲	۱۷/۲	۱۶/۳	۰/۴۱	۴۰-۸۰	کشت تناوبی			
۳۰/۸	۴/۳	۰/۰۱	۰/۰۰۴	۲۳/۷	۱۴/۶	۱۳/۷	۰/۳۸	>۸۰				

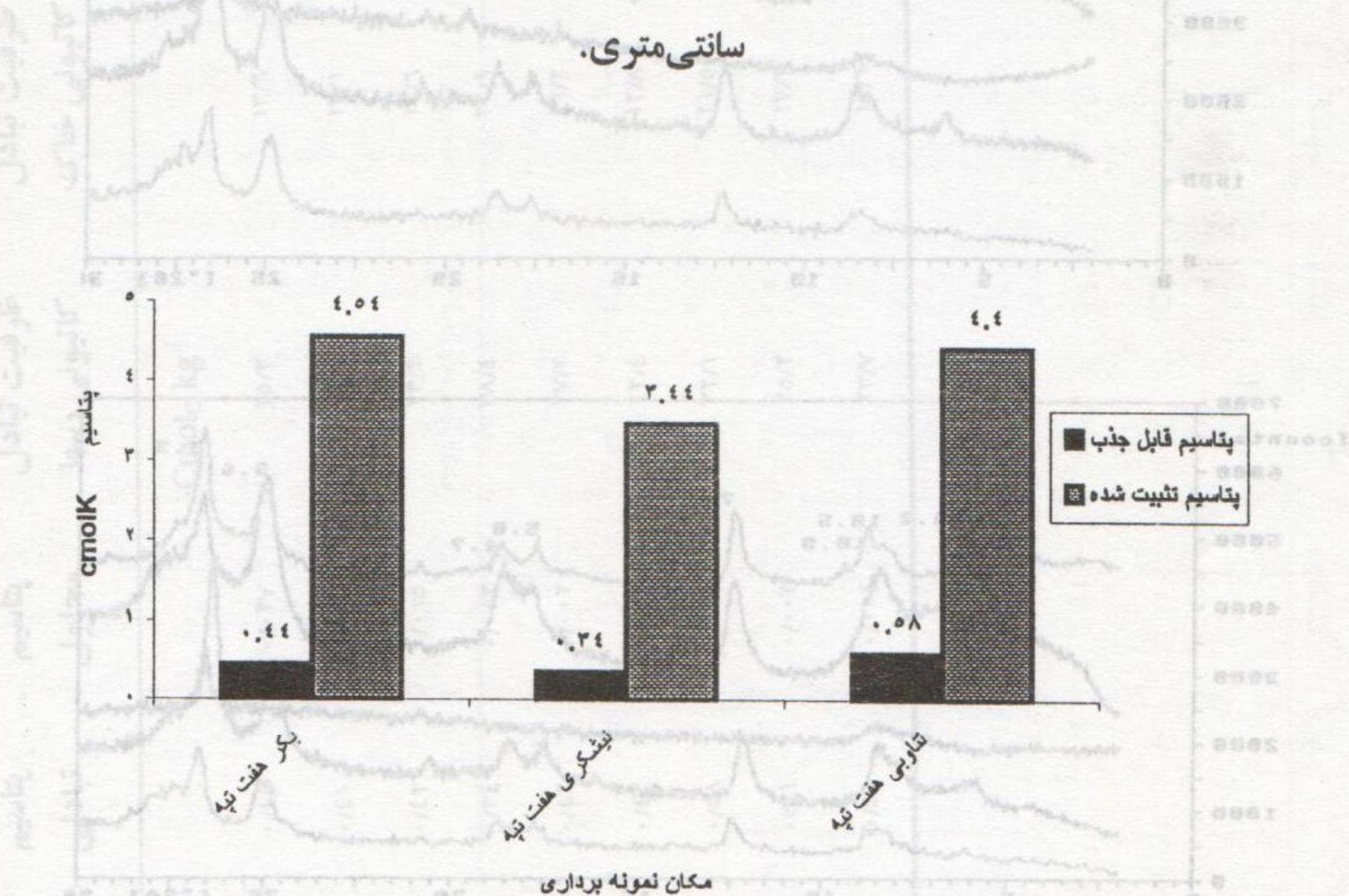


×) از بالا به پانین پیکهای مربوط به نمونه ۱) رس اشباع شده با منیزیم و گلیسرول، ۲) رس اشباع شده با منیزیم و به همراه حرارت دهی تا ۵۵۰ درجه سانتیگراد، ۳) رس اشباع شده با پتاسیم و بدون تیمار.

شکل ۱- پیک های XRD مربوط به لایه سطحی اراضی کشت نشده (a)، تحت کشت نیشکر (b) و تحت کشت تناوبی (c).



شکل ۲ - نمودار تغییرات ظرفیت تبادل کاتیونی خاک و رس های های هفت تپه در عمق ۴۰ - ۰ سانتی متری.



شکل ۳ - نمودار تغییرات پتانسیم قابل جذب و ثبیت شده در خاکهای تحت کشت نیشکر، کشت تناوبی و بکر در هفت تپه.

جدول ۳ - تحلیل آماری خصوصیات فیزیکوشیمیایی خاکهای تحت کشت نیشکر، تناوبی و بکر در هفت تپه.

میانگین مربعات

منبع تغییر	نیشکر	تناوبی	بکر	پ-هاش	درصد اشباع	گج	ازت کل	فسفر قابل جذب	کربنات کلسیم	آلی	ماده
تکرار	۰/۱۲۸ ns	۶۸۶/۳	۰/۳۲۸ ns	۱/۱۰۴ ns	۰/۰۰۰۳ ns	۰/۱۱۸ ns	۸/۰ ns	۰/۰۰۰۹ ns	۲		
نوع کشت	۲۸۸/۲ **	۸۳۱۸/۰ **	۲۹۷/۴ **	۷۶/۹ **	۰/۲۷۲ **	۱۴۴/۸۸ **	۱۶/۹۰ ns	۰/۰۳۰۱۴ **	۲		
خطای نوع کشت	۰/۲	۱۴۷/۹	۰/۳۲	۰/۰۴	۰/۰۰۲۷	۰/۱۱	۶/۳	۰/۰۰۱۳	۴		
عمق نمونه	۱۷۹/۳ **	۵۰۳/۸ ns	۲۹۹/۹ **	۱/۴۷ **	۰/۰۰۲۷ **	۱۰/۹۴ **	۸۷/۲ **	۰/۰۳۷ **	۲		
نوع کشت×عمق	۳۸/۰ **	۳۸۸/۲ ns	۳۱/۳ **	۳/۰۴ **	۰/۰۰۲۷ **	۱۲/۲ **	۱۳/۸ *	۰/۰۳۹ **	۴		
خطا	۰/۱	۱۷۱/۰۳	۰/۱۹۸	۰/۱	۰/۰۰۰۲۶	۰/۰۴۳	۳/۴	۰/۰۰۳۶	۱۲		
C.V	۲/۹۸	۳/۲۴	۴/۱	۰/۴۱	۱۶/۰۴	۶/۴۳	۳/۳۲	۰/۷۴۹	--		

ادامه جدول ۳

میانگین مربعات

منبع تغییر	نیشکر	تناوبی	بکر	کاتیونی	ظرفیت تبادل رسها	پ-تاسیم محلول	پ-تاسیم تبادلی	پ-تاسیم تبادلی	پ-تاسیم تبادلی	پ-تاسیم کل	پ-تاسیم تثبیتی
تکرار	۱/۰۴ ns	۰/۲۴۰ *	ns	۰/۰۰۰۱۷ ns	۰/۰۰۲۷ ns	۰/۰۰۰۱۷ ns	۰/۰۰۰۱۷ ns	۰/۰۰۰۱۷ ns	۰/۰۰۰۱۷ ns	۰/۰۰۰۱۷ ns	۰/۰۰۰۱۷ ns
نوع کشت	۴/۱۸ *	۱/۹۱ **	۰/۰۴۸ **	۰/۰۰۷ **	۵۸/۰ **	۰/۰۰۷ **	۳۶/۸ **	۳۶/۸ **	۳۶/۸ **	۳۶/۸ **	۳۶/۸ **
خطای نوع کشت	۰/۰۰	۰/۰۲	۰/۰۰۰	۰/۰۰۰۱	۰/۰۱۶	۰/۰۰۰۱	۰/۰۱۶	۰/۰۱۶	۰/۰۱۶	۰/۰۱۶	۰/۰۱۶
عمق نمونه	۰/۴۶ ns	۰/۴۴ **	۰/۰۰۰۸ ns	۰/۰۰۱ **	۱۹/۰۳۲ **	۰/۰۰۱ **	۴۷/۳ **	۴۷/۳ **	۴۷/۳ **	۴۷/۳ **	۴۷/۳ **
نوع کشت×عمق	۰/۰۰ ns	۰/۰۶۴ **	۰/۰۰۶ **	۰/۰۰۰۳ **	۳۹/۴ **	۰/۰۰۰۳ **	۹/۶ **	۹/۶ **	۹/۶ **	۹/۶ **	۹/۶ **
خطا	۰/۷۸	۰/۰۵	۰/۰۰۰۵	۰/۰۰۰۰۲	۱/۲۵	۰/۰۰۰۰۲	۰/۱۶۳	۰/۱۶۳	۰/۱۶۳	۰/۱۶۳	۰/۱۶۳
C.V	۲/۸	۰/۰۸	۰/۰۱	۱۴/۳	۴/۱۴	۰/۰۰۰۰۲	۲/۶۱	۲/۶۱	۲/۶۱	۲/۶۱	۲/۶۱

ادامه جدول ۳

میانگین مربعات

منبع تغییر	نیشکر	تناوبی	بکر	تابادلی	سدیم	کلسیم و گیری شده	آهن عصاره	ماسه	درشت	سیلت ریز	رس
تکرار	۶۲۲/۸ ns	۲۰۰/۸ ns	۳/۸ ns	۱۳۷/۴ ns	۰/۲۴ ns	۰/۷۰۴ *	۰/۰۰۰۲ ns	۲			
نوع کشت	۳۱۳۸۲/۰ **	۱۰۲۸ **	۱۰۸۱/۹ **	۵۲۶۳۳ **	۰/۶۲ ns	۱۲۱/۲ **	۱۸۸**	۲			
خطای نوع کشت	۱۰۴	۶۲/۳	۳۹/۸	۹۰/۶	۰/۱۳	۰/۳۷	۰/۰۰۳	۴			
عمق نمونه	۱۰۰۳/۸ *	۱۳۸۰/۰ **	۲۶۶۶/۳ **	۲۰۹ *	۰/۰۷۰ ns	۵۶/۸ **	۰/۰۹ **	۲			
نوع کشت×عمق	۹۲۳/۱ *	۳۰۷۵/۴ **	۸۲۰/۱ **	۴۷۷/۲ **	۰/۲۹ ns	۹/۲ **	۰/۰۹۴ **	۴			
خطا	۲۳۴/۴	۶۵/۰	۹۶/۳	۶۱/۹	۰/۳۴	۰/۱۰	۰/۰۰۳	۱۲			
C.V	۲/۰۳	۶/۴	۸/۹	۰/۱	۱۲/۸	۲/۸	۴/۱	--			

NS، ** و *** بترتیب معنی دار در سطح ۱٪، معنی دار در سطح ۰.۵٪ و معنی دار نیست.

کشت نیشکری نسبت به اراضی بکر شده است در حالی که کاهش محسوسی در پتابسیم قابل جذب در اراضی با کشت‌های تناوبی دیده نمی‌شود. برای خاک تحت کشت تناوبی، تغییرات پتابسیم قابل جذب نسبت به اراضی بکر افزایش داشته است.

در اثر کشت و زرع، ظرفیت تبادل کاتیونی خاک و رس‌های مربوطه هم در کشت نیشکری و هم در کشت تناوبی نسبت به اراضی بکر افزایش یافته است. این افزایش با توجه به تغییر شدت پیک کانی رسی ایلیت می‌تواند به دلیل تحول در ساختار کانی‌ها بوده که مطالعه به کمک پراش اشعه ایکس (XRD) نیز موید این امر است. تحول رس‌های خاک ممکن است بدلیل تخلیه پتابسیم از کانی‌های خاک پدید آمده باشد که می‌تواند بخشی از افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی را سبب شده باشد. این امر با تشکیل کانی‌های با ظرفیت تبادلی بیشتر محقق شده است. بخشی از افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی خاک را هم می‌توان به تغییر در توضیع اندازه ذرات و افزایش ماده آلی خاک نسبت داد. افزایش ظرفیت تبادل کاتیونی در عمقهای مختلف اختلاف معنی داری در سطح ۱٪ نشان می‌دهد. استفاده از نتایج مذکور برای اراضی که در خوزستان اخیراً به زیر کشت نیشکر می‌روند، می‌تواند در برنامه ریزی‌های مدیریتی درازمدت مورد استفاده قرار گیرد.

(۳) گزارش شده است. تشدید اشغال مکانهای تبادلی توسط منیزیم و کلسیم با خروج سدیم به وسیله آبشویی و پتابسیم از طریق جذب گیاهی از یک طرف و افزایش تراکم بار منفی رس‌ها و ترجیح بیشتر رس‌های نوتشکیل به جذب کاتیونهای با ظرفیت بیشتر از سوی دیگر باعث افزایش کلسیم و منیزیم تبادلی خاک شده است. میزان اکسیدهای آهن و منگنز عصاره‌گیری شده با تیمار سیترات، بیکربنات، دی‌تیونایت سدیم در خاکهای تحت کشت نیشکر و کشت تناوبی نسبت به خاک بکر در عمق ۰-۴۰ سانتی‌متری بترتیب ۱۵/۰ و ۶۶/۰ گرم در کیلوگرم نسبت به خاک بکر افزایش نشان می‌دهد ولی این افزایش از لحاظ آماری معنی دار نشده است. در اعمق پائین‌تر مقدار فوق افزایش بیشتری نشان می‌دهد. دلیل این امر می‌تواند به ایجاد حالت احیایی و حل شدن آهن و منگنز تحت این شرایط در پروفیل خاک مربوط گردد (۲۵).

نتیجه گیری

کشت و کار سبب ایجاد برخی از تغییرات در خصوصیات فیزیکو شیمیایی خاک شده است که از آن جمله می‌توان به تغییر در عناصر غذایی قابل استفاده برای گیاه، میزان ماده آلی و یا توزیع اندازه‌ای ذرات اشاره نمود. کشت و کار سبب کاهش پتابسیم قابل استفاده در لایه سطحی اراضی تحت

منابع

- ۱- افتخار، ع. ۱۳۶۷. بررسی پتابسیم محلول، قابل تبادل و کل در خاکهای مناطق اهواز تا شاور. گزارش طرح‌های پژوهشی دانشگاه شهید چمران اهواز، ۱۹ صفحه.
- ۲- افتخار، ع. ۱۳۷۰. میزان آبشویی پتابسیم در خاکهای با بافت مختلف. گزارش طرح پژوهشی دانشگاه شهید چمران اهواز، ۳۶ صفحه.
- ۳- بنی عباسی، ن. ۱۳۶۲. بررسی مسائل تولید نیشکر در خوزستان. سمینار سالیانه صنایع قند تهران، ایران، ۲۰ صفحه.

- ۴- جعفرنژادی، ع.ر. ۱۳۷۶. بررسی اثر کاربرد کودهای پتاسیمی در تولید کمی و کیفی نیشکر. پایان‌نامه کارشناسی ارشد دانشگاه تربیت مدرس، ایران، ۱۶۴ صفحه.
- ۵- جعفری، س. ۱۳۷۸. ثبت عنصر آلوده کننده به کمک تیمار حرارتی روی رس‌ها. پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه شهید چمران اهواز، ۱۳۸ صفحه.
- ۶- ملکوتی، م. ج. و همایی، م. ۱۳۷۳. حاصلخیزی خاکها در مناطق خشک. انتشارات دانشگاه تربیت مدرس. تهران، ۲۵۵ صفحه.
- ۷- نادیان، ح. و صلحی، م. ۱۳۷۰. مقایسه ظرفیت ثبت پتاسیم در خاکهای کشت شده و بکر و مطالعه مینرالوژیکی آن توسط پراش اشعه ایکس در استان خوزستان. گزارش طرح پژوهشی دانشگاه شهید چمران اهواز. مجتمع آموزش و پژوهش رامین. اهواز، ۸۹ صفحه.
- ۸- نادیان، ح.، جعفری، س. و ناصری، ع. ۱۳۸۱. اثر افزایش پتاسیم، روی و بر در تولید کمی و کیفی نیشکر. هفتمین کنگره زراعت و اصلاح نبات. کرج. ایران، ۷۳۵ صفحه.
- 9- 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.
- 10-Berthelin, J. and G. Belgy. 1979. Microbial degradation of phyllosilicates during simulated podzolization. *Geoderma*. 21: 297- 310.
- 11- Chapman, H. D. 1965. Cation exchange capacity. PP. 891-901. In: C.A. Black (ed.) *Methods of soil analysis*, part 2. American Society of Agronomy, Madison, WI.
- 12- Day, P. R. 1965. Particle fractionation and particle –size analysis. PP. 545-567. In: C. A. Black (ed.) *Methods of soil analysis*, part 2. American Society of Agronomy, Madison, WI.
- 13- Fanning, D. S., V. Z. Keramidas, and M. A. EL-Deoky. 1989. Mica. PP. 551-661. In: Dixon J. B. and Weed(Eds.). *Minerals in soil environments*, second edition, Soil Science Society of America Madison, Wisconsin, USA.
- 14- Everett, J. D and E. J. Roscoe. 1962. Potassium ion fixation, equilibria and lattice changes in vermiculite. *Soil Sci. Soc. Am. Proc.* 26: 230-233.
- 15- Ghorayshi, M. 1988. Potassium reactions in three Swedish soils under intensive cropping as related to clay mineralogy. Swedish University of Agricultural Sciences, Uppsala.
- 16- Green, A. J. 1981. Particle size analysis. 4-29. In: D. A. McKeague(ed.), *Manual on soil sampling and methods of analysis*. Can. Soc. Soil Sci. Ottawa, press.
- 17- Hama, K., K. Bateman, P., Coombs, V. L., Hard, A. E., Milodowski, J. M., West, P. D.,

- Wetton, A. H., Yoshida and K., Aoki. 2001. Influence of bacteria on rock-water interaction and clay mineral formation in subsurface granitic environments. *Clay Minerals*, 36, 599-613.
- 18- Hartemink, A. E. 1997. Soil fertility decline in some major soil groupings under permanent cropping in Tanga Region, Tanzania, *Geoderma*. 15: 215-229.
- 19- Hartemink, A. E. 1998. Soil chemical and physical properties as indicators of sustainable land management under sugarcane in Papua New Guinea, *Geoderma*. 86, 283-306.
- 20- Hector, S. M. and Morr, S. 1995. Mineralogical and cation exchange capacity of the fine silt fraction in two soils from the Southern Chaco region (Argentina), *Geoderma*. 64, 3-4 (281-295).
- 21- Hinsinger, P. and B. Jaillard. 1993. Root-induced release of interlayer potassium and vermiculitization of phlogopite as related to potassium depletion in the rhizosphere of ryegrass. *J. Soil Sci.* 44: 525-534.
- 22- Hinsinger, P., F. Elsass, B. Jaillard, and M. Robet. 1993. Root-induced irreversible transformation of trioctahedral mica in the rhizosphere of rape. *J. Soil Sci.* 44: 535-545.
- 23- Jackson, M. L. 1975. Soil chemical analysis-advanced course. Univ. of Wisconsin, College of Agric., Dept. of Soils, Madison, WI., P.426.
- 24- Kittrick, J. A. and E. W. Hope. 1963. A procedure for the particle- size separation of soils for x-ray diffraction analysis. *Soil Sci.* 96: 312-325.
- 25- Kodama, H., S. Melson, A. F. Yang, and M. Kohyama. 1994. Mineralogy of rhizospheric and non-rhizospheric soils in cornfields. *Clays Clay Mineral*. 42: 755-763.
- 26- Malavolta, E. 1994. Nutrient and fertilizer management in sugarcane, International potash institute, Bulletin 14.
- 27- Martin, H. W. and D. L. Spark. 1985. On the behavior of no exchangeable potassium in soils. pp.559-563. In: Bartels, J. M. (1996) Methods of soil analysis, Part 3, Madison, WI.
- 28- Mehra, O. P. and M. L. Jackson. 1960. Iron oxide removal from soils and clays by a ditionite citrate system with sodium bicarbonate. *Clays Clay Miner*. 7:317-327.
- 29- Mengel, K. and Rahmatullah. 1994. Exploitation of potassium by various crop species from primary minerals in soils rich in micas. *Biology and Fertility of Soils*, 17:75-79.
- 30- Mengel, K. and E. A. Kirkby. 1980. Potassium in crop production. *Advances in Agronomy*. 33:59-110.
- 31- Moritsuka, N., J. Yanai, and T. Kosaki. 2002. Depletion of no exchangeable potassium in the maize rhizosphere and its possible releasing processes. 17th World Congress Of Soil Science. Bangkok, Thailand, PP.735.

- 32- Nelson, R. E. 1982. Carbonate and gypsum. PP. 181-199. In: A. L. Page (ed.), Methods of Soil Analysis, part 2. American Society of Agronomy, Madison, WI.

33- SAS Institute. 1993. SAS Users Guide: Statistics SAS Institute, Cary, NC. U.S.A. p.265.

34- Scott. A. D. and S. J. Smith. 1966. Susceptibility of interlayer potassium in micas to exchange with sodium. Clays & Clay Mineral. 14: 69-81.

35- U.S. Salinity Laboratory Staff. 1954. Diagnosis and improvement of saline and alkali soils. USDA Handb.60. Washington, DC, p. 92.

35- U.S. Salinity Laboratory Staff. 1954. Diagnosis and improvement of saline and alkali soils. USDA Handb.60. Washington, DC, p. 92.

Evaluation of Changes in Physico-Chemical Properties in Cultivated (Under Sugarcane and Rotation Cropping) and Non-Cultivated Soils in Haft-Tappeh (Iran)

S. Jafari, M. Baghernejad¹ and M. Chorom²

Abstract

Sugarcane (*Saccharum officinarum L.*) fields and rotational crops have been cultivated without potassium fertilization for 42 and more than 100 years, respectively. Sugarcane fields receive approximately $30\,000\text{ m}^3\text{ ha}^{-1}$ (or 300 cm) irrigation water while the latter receive $10\,000\text{ m}^3\text{ ha}^{-1}$ annually. As a result of long duration of cultivation as well as the amount of irrigation water consumed some alteration in physico-chemical properties of these soils might have happened annually as compared to physico-chemical properties of uncultivated fields. The objective of this research was to evaluate physico-chemical properties of soil with emphasis on changes in different forms of soil potassium. In cultivated fields both gypsum and calcium carbonate were reduced in surface soil as a result of leaching. The K uptake along with its leaching resulted in alteration of illite clay fraction to form expanding clay mineral in surface soils of cultivated fields. The above result was supported by XRD studies. This alteration was supported by changes in physico-chemical properties with special reference to increased fixed K and CEC. Fixed K in soils under rotation cropping system did not show any different trend as compared to soils of uncultivated fields. Nevertheless, it decreased in sugarcane cultivated.

Keywords: Sugarcane, Clay, Fixed Potassium, CEC, XRD

- 24- Kutnick, J. A. and E. V. Hope. 1963. A procedure for the particle-size separation of illite and smectite. *Clays Clay Mineral.* 11: 101-106.
- 25- Kodama, H., S. Melson, A. F. Yang, and M. Kohyama. 1994. Mineralogy of rhizospheric and non-rhizospheric soils in cornfields. *Clays Clay Mineral.* 42: 755-763.
- 26- Malavolta, E. 1994. Nutrient and fertilizer management in sugarcane. International potash institute, Bulletin 14.
- 27- Martin, H. W. and D. L. Spark. 1985. On the behavior of no exchangeable potassium in soils. pp.559-563. In: Bartels, J. M. (1996) Methods of soil analysis, Part 3, Madison, WI.
- 28- Mehra, O. P. and M. L. Jackson. 1960. Iron oxide removal from soils and clays by a ditionite citrate system with sodium bicarbonate. *Clays Clay Miner.* 7:317-327.
- 29- Mengel, K. and Rahmanullah. 1994. Exploitation of potassium by various crop species from primary minerals in soils rich in micas. *Biology and Fertility of Soils.* 17:75-79.
- 30- Mengel, K. and E. A. Kirkby. 1980. Potassium in crop production. *Advances in Agronomy.* 33:59-110.
- 31- Meritsuka, N., J. Yanai, and T. Kosaki. 2002. Depletion of no exchangeable potassium in the maize rhizosphere and its possible releasing processes. 17th World Congress Of Soil Science, Bangkok, Thailand. PP 735.

1- Former Ph. D. student and Associated Professor of Agriculture Respectively, University of Shiraz

2- Assistant Professor, Science Department, College of Agriculture, University of Ahvaz