



تهیه نقشه شوری و سدیمی خاک سطحی با روش‌های دورسنجی و زمین آماری در جنوب شهرستان مه ولات

راضیه دائم پناه^{۱*} - غلامحسین حق نیا^۲ - امین علیزاده^۳ - علیرضا کریمی کارویه^۴

تاریخ دریافت: ۸۹/۵/۲۷

تاریخ پذیرش: ۹۰/۲/۴

چکیده

در چند دهه گذشته استفاده از روش‌های زمین آمار و دورسنجی برای تهیه نقشه شوری خاک و پایش تغییرات آن توسعه پیدا کرده است. هدف از این مطالعه مقایسه قابلیت روش‌های زمین آمار و سنجش از دور برای تهیه نقشه شوری و سدیمی خاک سطحی در بخشی از پلایای واقع در جنوب شهرستان مه ولات استان خراسان رضوی می‌باشد. تعداد ۸۸ نمونه از عمق ۰-۱۰ سانتی‌متری خاک سطحی از محل تقاطع خطوط یک شبکه منظم با عیاد ۱۰۰۰×۱۰۰۰ متری برداشت و pH و EC نمونه‌ها اندازه گیری شد. پس از تبدیل داده‌های غیرنرمال به نرمال، بررسی ناهمسانگردی و تعیین پارامترهای واریوگرام، نقشه‌های شوری و سدیمی با روش کریجینگ و با دقت‌های ۵۸ و ۶۰ تهیه شد. نتایج نشان داد که روش کریجینگ روی داده‌های شوری و سدیمی اثر پیراشی داشته و موجب کاهش انحراف معیار داده‌ها شده است. برای تهیه نقشه شوری و سدیمی با فن دورسنجی از تصاویرماهواره IRS-P6 هند استفاده شد. پس از انجام عملیات پیش پردازش، تصاویر PCA، شاخص‌های شوری SI2، SI1، BI و NDSI تهیه و سپس ارزش روش‌نایابی مربوط به نقاط نمونه برداری استخراج گردید. با بررسی همبستگی بین داده‌ها و ارزش روش‌نایابی تصاویر، شاخص SI1 که دارای بالاترین ضریب همبستگی بود، گزینش و نقشه شوری خاک سطحی با روش طبقه‌بندی نظارت شده و دقت ۸۱ درصد تهیه شد. به دلیل نبود همبستگی میان تصاویر با داده‌های سدیمی و همچنین بین داده‌های شوری و سدیمی با این روش ضعیف ارزیابی شد. مقایسه بین این دو روش نشان می‌دهد که به منظور افزایش دقت در نقشه‌های بدست آمده از روش کریجینگ باید عدد نقاط زیادتری برداشت نمود، درصورتی که در روش دورسنجی می‌توان با تعداد نقاط کمتر، صرفه جویی در وقت و هزینه به نقشه‌های دقیق‌تری دست یافت.

واژه‌های کلیدی: سنجش از دور، زمین آمار، نقشه شوری خاک، شهرستان مه ولات

مقدمه ۱ ۲

کشاورزی استفاده می‌شود که حدود ۵۰ درصد آن به درجه‌های مختلف مشکل شوری، سدیمی یا غرقابی را دارد (۵). بررسی تغییرات شوری خاک بويژه در مناطقی با وسعت زیاد، گران و زمانبر است. از این رو نیاز به روش‌هایی احساس می‌شود که بتواند برآختری سطح گستردگی ای از مناطق را پایش کرده و روند تغییرات شوری را مورد بررسی قرار دهد. امروزه با پیشرفت علوم، استفاده از فناوری‌های جدید مانند دریافت و پردازش داده‌ها از طریق ماهواره و به کارگیری نرم افزارها و سیستم‌های پردازش اطلاعات مانند زمین آمار، نقش مهمی در مدیریت منابع آب و خاک دارد. این فناوری‌ها اغلب موجب کاهش هزینه و افزایش دقت و سرعت در انجام پژوهش‌ها می‌گردد. اطلاعات و داده‌های ماهواره‌ای حاوی اطلاعات بسیار سودمند و سازنده‌ای، از ویژگی‌های خاک سطحی شامل بافت و مواد معدنی خاک، ماده آلی، شوری و مانند آن می‌باشند (۶).

پژوهش‌های بسیاری برای تهیه نقشه شوری خاک با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای، عکس‌های هوایی، شیوه‌های زمینی رادیومتری و

شور و سدیمی شدن خاک یکی از مهم‌ترین فرآیندهای مخرب خاک بويژه در مناطق خشک و نیمه‌خشک می‌باشد. در این مناطق تبخیر و تعرق بالقوه بیش از مقدار بارندگی است و به همین دلیل نمک‌های محلول در خاک انباسته شده و موجب افزایش شوری و کاهش باوری خاک می‌شود. همچنین وجود سدیم زیاد در خاک، سبب پراکنش ذرات خاک و تخریب خاک شده و فرسایش خاک را تشدید می‌کند (۱۰)، به طور میانگین ۲۰ درصد از زمینهای دنیا متاثر از پدیده شوری هستند. سرعت شورشدن زمین‌ها در برخی کشورها مانند ایران، مصر و آرژانتین ۳۰ درصد بیشتر از کشورهای دیگر است (۱۱). حدود ۱۲ درصد مساحت ایران (۱۹ میلیون هکتار) برای تولید

۱- به ترتیب دانشجوی کارشناسی ارشد، استاد و استادیار گروه علوم خاک،
دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد
۲- نویسنده مسئول: (Email: R_Daempanah@yahoo.com)
۳- استاد گروه مهندسی آب، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد

خسارانی به پوشش منطقه شده اند، از حضور هر نوع گونه گیاهی جلوگیری می‌کند (۲).

در این پژوهش به منظور نمونه برداری خاک از روش شبکه‌ای منظم استفاده شد. برای این منظور شبکه‌ای منظم به فاصله‌های ۱۰۰۰ متری بر روی منطقه تشکیل و تعداد ۸۸ نمونه خاک از نقاطع بین خطوط و عمق ۰ - ۱۰ سانتی متر برداشت شد. به منظور افزایش دقت نمونه برداری، نمونه‌های کمکی در سه جهت متفاوت از نقطه اصلی با زاویه ۱۲۰ درجه و با فاصله حدود ۲۳ متر از مرکز نقطه برداشت و با نمونه اصلی مخلوط شد تا در تهیه نقشه شوری و سدیمی با روش دورستنجی، نتایج به ۹ پیکسل اطراف نقطه اصلی بر روی تصویر قابل تعمیم باشد.

پس از عملیات نمونه برداری، نمونه‌ها به آزمایشگاه انتقال و هوا خشک گردیدند و پس از کوبیدن و عبور از الک ۲ میلی‌متری، از آنها گل اشباع تهیه و عصاره‌گیری شد. در مرحله بعد هدایت الکتریکی به وسیله دستگاه هدایت سنج، اسیدیته با دستگاه pH متر، کاتیون سدیم به روش شعله سنجی و کاتیون‌های منیزیم و کلسیم به روش تیتراسیون اندازه گیری گردید (۱۵).

برای تهیه نقشه شوری و سدیمی خاک به روش زمین آماری، با استفاده از نرم افزار SPSS10 اطلاعات اولیه آماری نمونه‌ها، در برگیرنده توزیع فراوانی داده‌ها و شاخص‌های آماری مانند میانگین، میانه، واریانس انحراف معیار، چولگی و کشیدگی محاسبه گردید. پس از بررسی نرم‌مال بودن داده‌ها و تبدیل داده‌ها غیرنرمال به نرم‌مال، الگوهای تغییر نما برای عناصر مختلف بوسیله نرم افزار GS⁺ رسم و بهترین الگوی تغییر نما انتخاب گردید. خصوصیات ناهمسانگردی داده‌ها در منطقه مورد بررسی قرار گرفت (۱). در این مطالعه درون‌بایی به روش کربیجنگ و با وارد کردن مشخصات هر تغییر نما در نرم افزار ARCGIS9.2 انجام گرفت. اعتبار واریوگرام‌ها با تست Cross Validation مورد آزمون قرار گرفت و نقشه‌های شوری و سدیمی خاک با نرم افزار ARCGIS9.2 محاسبه گردید.

برای تهیه نقشه شوری و سدیمی خاک به روش دورستنجی، از تصاویر ماهواره IRS-p6 (محصول کشور هندوستان) مربوط به اکتبر ۲۰۰۸ استفاده شد. در این بخش به بررسی تصویر ماهواره‌ای منطقه مورد نظر پرداخته و انواع خطاهای داده ای مورد بررسی قرار گرفت و سپس با استفاده از نقشه توپوگرافی ۲۵۰۰۰:۱ سازمان نقشه برداری و تعداد ۹ نقطه به عنوان نقاط کنترل زمینی و بهره گیری از توابع ریاضی چند جمله‌ای اقدام به تصحیح هندسی تصویر گردید. در مرحله بعد با استفاده از نرم افزارهای ARCGIS و ERDAS و روش‌های تجزیه و تحلیل مولفه‌های اصلی و نسبت گیری، اقدام به ساخت تصاویر جدید از ۴ باند ماهواره IRS تحت عنوان تصاویر PCA (۱ تا ۴)، و شاخص‌های شوری SII، SI2، BI و NDSI گردید. شیوه محاسبه شاخص‌های شوری در ذیل آورده شده است.

براساس همبستگی بین انعکاس‌های مربوط به حضور نمک و شاخص‌های شوری و سدیمی انجام شده است. مسعودی (۴) قابلیت تصاویر ماهواره‌ای را در طبقه‌بندی خاک‌های شور و سدیمی مورد تحلیل قرارداد. وودی و سرینواس (۹) خاک‌های زیر تاثیر نمک جلگه‌ای آبرفتی ایندوگانجتیک هندوستان را با استفاده از داده‌های لندست سالهای ۱۹۷۵ و ۱۹۹۲ مطالعه کرده‌اند.

والتر و برانتسی (۱۶) برای تهیه نقشه شوری خاک از روش کربیجنگ استفاده کردند. محمدی و چیت ساز (۳) با استفاده از تخمینگرهای زمین‌آماری و با کمک گرفتن از اطلاعات رقومی سنجنده لندست بعنوان متغیر ثانوی، تغییرات مکانی برخی از ویژگی‌های خاک سطحی از جمله هدایت الکتریکی، درصد رطوبت اشیاع، نسبت جذب سدیم و درصد آهک را برآورد کردند.

بخش عمده ای از شهرستان مهولات با دشواری شوری و سدیم زیاد روبرو بوده و نقشه‌های خاک به دلیل داشتن مقیاس کوچک و کهنه بودن، پاسخگوی نیازهای کوئنی منطقه نمی‌باشد. دینامیک بودن ویژگی‌های شوری و سدیمی خاک، و تغییرات اقیمی، موجب تغییر در سطوح متاثر از نمک‌های محلول می‌شود. از این رو تهیه نقشه‌های شوری و سدیمی این شهرستان با روش‌های جدید و مقیاس بزرگ مانند استفاده از تصاویر ماهواره‌ای و یا زمین آمار، از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است. هدف از این پژوهش تهیه نقشه شوری و سدیمی خاک شهرستان مهولات با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای IRS و فن زمین آمار و سپس مقایسه دو روش گفته شده در تهیه نقشه شوری و سدیمی خاک می‌باشد.

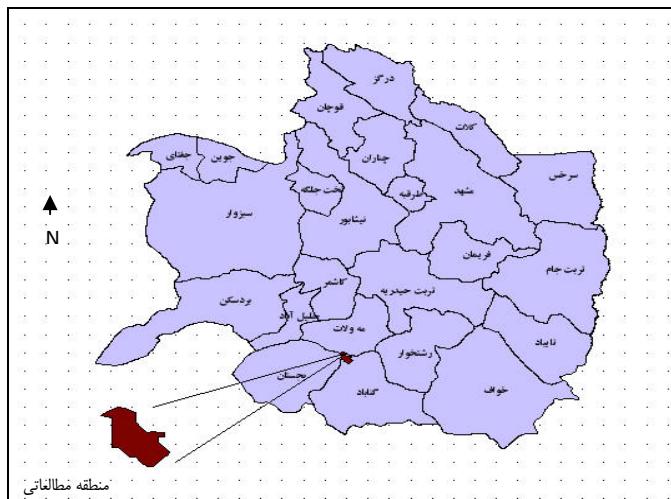
مواد و روش‌ها

منطقه مطالعاتی بخشی از یک پلایا با مساحتی معادل ۶۸۲۸ هکتار در جنوبی‌ترین قسمت شهرستان مهولات استان خراسان رضوی حد فاصل عرض جغرافیایی "۳۴° ۴۷' ۶۰" تا "۳۴° ۴۱' ۲۳" شمالی و طول جغرافیایی "۳۵° ۴۲' ۵۸" تا "۳۵° ۴۳' ۳۱" شرقی قرار دارد.

میانگین بارندگی سالانه این منطقه در یک دوره آماری ۲۵ ساله (۱۳۸۳-۱۴۴۱) میلی‌متر می‌باشد. بخشی از مساحت منطقه به مسیل کال شور اختصاص دارد که تقریباً از میان آن عبور نموده و محدوده مطالعاتی را به دو بخش غربی و شرقی تقسیم نموده است. دق^۱ و سطوح پف کرده نمکی^۲ دو سطح ژئومورفیک عمده محدوده مورد مطالعه را تشکیل می‌دهند. وضعیت بیابانی حاکم بر این منطقه و اقلیم شکننده آن، بروز خشکسالی در سال‌های اخیر، هجوم آفات از جمله ملخ که به دنبال کمبود بارندگی در منطقه رخ داده و سبب بروز

1- Clay flat

2- Puffy ground



شکل ۱- موقعیت منطقه مطالعاتی در استان خراسان رضوی

محاسبه گردید. همچنین به علت پایین بودن قدرت بیان کنندگی این فاکتور و حذف عامل شانس شاخص کاپا نیز محاسبه شد (۱۴).

نتایج و بحث

تهیه نقشه شوری با استفاده از زمین‌آمار

ویژگی‌های آماری شوری و سدیمی نمونه‌های مورد مطالعه در جدول ۱ آورده شده است.

میانگین شوری در منطقه ۶۱/۶ دسی زیمنس بر متر می‌باشد که نشان دهنده شوری زیاد منطقه مورد بررسی است. دامنه تغییرات شوری بین ۲/۵ تا ۱۸۰ دسی زیمنس است. بیشترین مقدار شوری، طبق نقشه پوشش گیاهی منطقه در شوره زارهای بدون پوشش گیاهی در نزدیکی کال شور قرار دارد و کمترین آن، مربوط به بلندیهای با پوشش مرتعی درجه سوم واقع در شمال منطقه مطالعاتی است.

میانگین نسبت جذب سدیم نیز در منطقه ۸۱/۶ و دامنه تغییرات آن بین ۰/۳ تا ۳۲ است. بیشترین مقدار نسبت جذب سدیم در منطقه ۳۲۰ گزارش شده که مربوط به خاک‌های نزدیک کال شور می‌باشد و کمترین مقدار آن ۰/۰ بوده که مربوط به ماسه‌های بادی جنوب منطقه مطالعاتی است.

برای بررسی وضعیت توزیع داده‌ها هیستوگرام هر یک از متغیرها رسم گردید. شاخص‌های شوری و سدیمی دارای چوکگی مثبت بوده و از توزیع نرمال تبعیت نمی‌کنند. آزمون اسمرینف-کلموگروف نیز بیانگر نرمال نبودن داده‌ها است. برای انجام درون یابی به روش کریجینگ بهتر است که داده‌ها نرمال باشند (۱۲).

$$SI1^1 = (B2 * B3)^{0.5} \quad (1)$$

$$SI2 = (B2^2 + B3^2 + B4^2)^{0.5} \quad (2)$$

$$BI^2 = (B3^2 + B4^2)^{0.5} \quad (3)$$

$$NDSI^3 = (B3 - B4) / (B3 + B4) \quad (4)$$

در همه فرمولهای بالا، B2، B3 و B4 به ترتیب، دومین، سومین و چهارمین باندهای طیفی ماهواره IRS می‌باشند (۱۳).

در مرحله بعد تصاویر مصنوعی ساخته شده و تصاویر مربوط به پاند ماهواره IRS، به همراه فایل مربوط به نقاط نمونه برداری شده که دارای اطلاعات توصیفی مربوط به شوری و سدیمی نمونه‌های خاک می‌باشد در نرم افزار ARCGIS فراخوانی شده و ارزش رقومی (DN⁴) میانگین ۹ پیکسل اطراف نقطه نمونه برداری استخراج گردید. سپس اطلاعات (اعداد رقومی) استخراجی به همراه اطلاعات مربوط به شوری و سدیمی نمونه‌ها وارد محیط نرم افزار SPSS شده و آنالیزهای آماری از جمله وجود همبستگی بین داده‌ها مورد بررسی قرار گرفته و بهترین تصویر برای طبقه‌بندی گرینش شد.

در مرحله بعد برای شناخت اجمالی پدیده‌ها و دستیابی به چگونگی توزیع کلاس‌های طیفی یک طبقه‌بندی نظارت نشده با ۶ طبقه بر روی تصویر منتخب مرحله قبل انجام گردید. سپس طبقه‌بندی نظارت شده با ۶ کلاس شوری و استفاده از روش ماتریس شباهت برروی تصویر اعمال و نقشه شوری خاک تهیه شد.

برای سنجش دقت نقشه بدست آمده، درستی کلی از نسبت پیکسل‌های صحیح طبقه‌بندی شده به تعداد کل پیکسل‌های نمونه

1- Salinity Index

2- Brighty Index

3- Normalized Difference Salinity Index

4- Digital Number

جدول ۱- ویژگی‌های آماری شوری و سدیمی خاک

متغیر	تعداد	میانگین	میانه	انحراف معیار	دامنه	چولگی	کشیدگی	حداقل	حداکثر
EC	۸۱	۱/۶۱	۸/۱۷	۱/۶۳	۵/۱۷۷	۴۸/۰	۳۸/-۱	۵/۲	۱۸۰
SAR	۸۸	۶/۸۱	۲/۷۷	۶/۷۸	۹/۳۱۹	۰۴۹/۱	۸۵/۰	۳/۰	۲/۳۲۰
pH	۸۸	۷	۹/۶	۳۲/۰	۶/۱	۰۰۹/-۰	۵۲/-۰	۲/۶	۸/۷

جدول ۲- مشخصات آماری داده‌های شوری (EC)

داده‌های اصلی	داده‌های نرمال شده به روش لگاریتم طبیعی	داده‌های اصلی
۳/۰۷	میانگین	۶۱/۱
۲/۸۸	میانه	۱۷/۸
۱/۶۷	انحراف معیار	۶۳/۱
۴/۲۷	دامنه	۱۷۷/۵
۰/۹۲	کمترین	۲/۵
۵/۱۹	بیشترین	۱۸۰
۱/۳	چارک اول	۳/۸
۲/۸	چارک دوم	۱۷/۸
۴/۲	چارک سوم	۱۱۷
۰/۰۱۱	چولگی	۰/۴۸
-۱/۸۷	کشیدگی	-۱/۳۸
۱/۸۸	عدد اسپیرنف	۲/۵
۸۱	تعداد نمونه	۸۱

جدول ۳- مشخصات آماری داده‌های سدیمی (SAR)

داده‌های اصلی	داده‌های نرمال شده به روش ریشه دوم	داده‌های اصلی
۷/۶	میانگین	۶/۸۱
۸/۴	میانه	۷۲
۴/۹	انحراف معیار	۶/۷۸
۱۷/۳۴	دامنه	۹/۳۱۹
۰/۵۵	کمترین	۰/۳
۱۷/۸۹	بیشترین	۳۲۰/۲
۱/۹۳	چارک اول	۳/۷
۸/۴	چارک دوم	۷۲
۱۰/۹۸	چارک سوم	۱۲۰/۶
۰/۲۱	چولگی	۱/۰۴۹
-۱/۰۵۴	کشیدگی	۰/۸۵
۱/۳۴	عدد اسپیرنف	۱/۴۱
۸۸	تعداد نمونه	۸۸

پیش و پس از نرمال شدن نشان می‌دهند.

از این رو داده‌های مربوط به شوری با لگاریتم طبیعی و داده‌های سدیمی خاک با ریشه دوم به داده‌های نزدیک به نرمال تبدیل

آنالیز همبستگی مکانی

شدن. تنها متغیری که از توزیع نرمالی برخوردار است اسیدیته خاک

با انجام آزمون و خطای نصف فاصله بین نقاط نمونه برداری (۶۷۰۰)

است. جداول ۲ و ۳ مشخصات آماری داده‌های شوری، سدیمی را

شوری و سدیمی در جهت های مختلف تغییرات چندانی نداشت و از نوع همسانگرد می باشند.

پس از تعیین مدل واریوگرام ها، درستی الگوی برآذش داده شده بوسیله خطای تخمین بررسی می گردد. میانگین خطای تخمین^۱ باید برابر صفر و میانگین خطای کاهش یافته^۲ برابر یک باشد. پس از تایید درستی واریوگرامها کریجینگ انجام می گیرد. در مطالعه حاضر با استفاده از آزمون و خطا مناسب ترین الگوهای تغییر نما تعیین گردید و سپس به وسیله تست MSE خطای تخمین آن بدست آمده و بهترین الگو برای کریجینگ بلوکی انتخاب گردید. جدول ۴ نشان دهنده مقادیر کنترل اعتبار برای تخمین کریجینگ شوری و سدیمی خاک است.

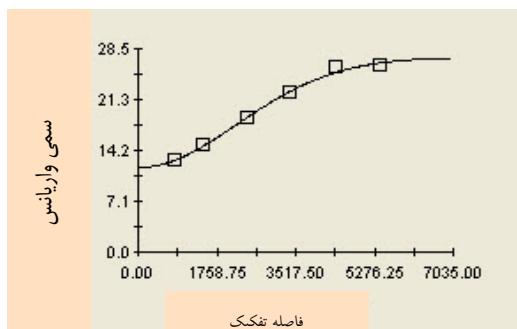
متر) به عنوان حداکثر فاصله مجاز، به منظور رسم واریوگرام و فاصله ۱۰۰۰ متر به عنوان مینا برای گام در نظر گرفته شد. سپس واریوگرام مربوط به شوری و سدیمی خاک مورد مطالعه با مدل های مختلف رسم و بهترین مدل ها برای برآورد مقادیر شوری و سدیمی خاک گزینش شدند. جدول ۴ نشان دهنده پارامترهای تغییر نمای داده های شوری و سدیمی در مدل های انتخابی می باشد.

در مرحله بعد ناهمسانگردی داده ها مورد بررسی قرار گرفت. چنانچه تغییرات متغیری نسبت به فاصله در همه جهت ها یکسان باشد آن متغیر همسانگرد می باشد ولی چنانچه تغییرات مکانی در جهت های گوناگون متفاوت باشد متغیر ناهمسانگرد است. در مطالعه حاضر برای تعیین ناهمسانگردی از تغییر نمایهای جهت دار استفاده شد. همانگونه که در شکل های ۴ و ۵ مشخص است داده های

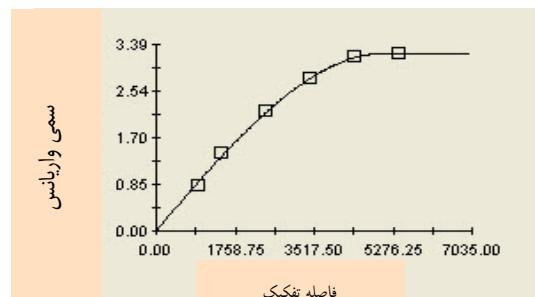
جدول ۴- پارامترهای تغییرنمای شوری و سدیمی خاک در مدل های انتخابی^۱

متغیر	مدل	اثر قطعه ای	C0	حد آستانه C0+C1	A1	دامنه تاثیر	C1	ضریب همبستگی مدل
شوری	کروی	۰/۰۱	۵۰۸۰	۳/۲۳				۰/۹۹۹
سدیمی	گویی	۱۱/۸۳	۵۴۲۱	۲۷/۲۶				۰/۹۹۶

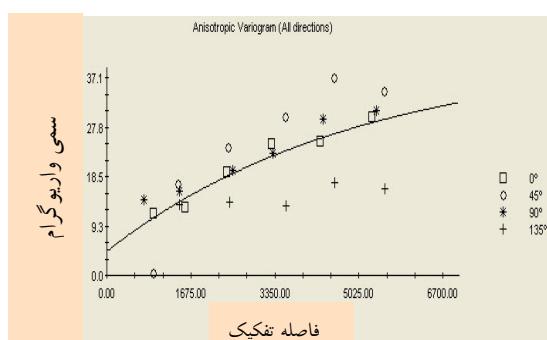
شکل های ۲ و ۳ نشان دهنده واریوگرام های ترسیمی داده های شوری و سدیمی در مدل های گزینش شده هستند.



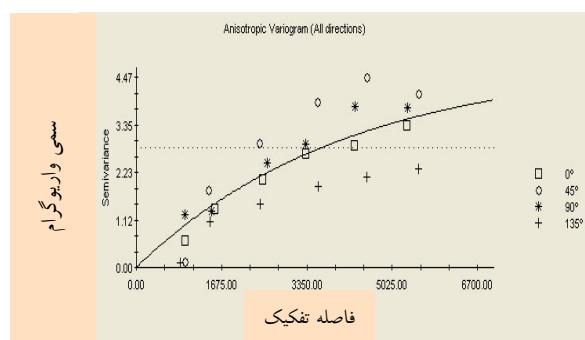
شکل ۳- واریوگرام داده های سدیمی خاک



شکل ۲- واریوگرام داده های شوری خاک



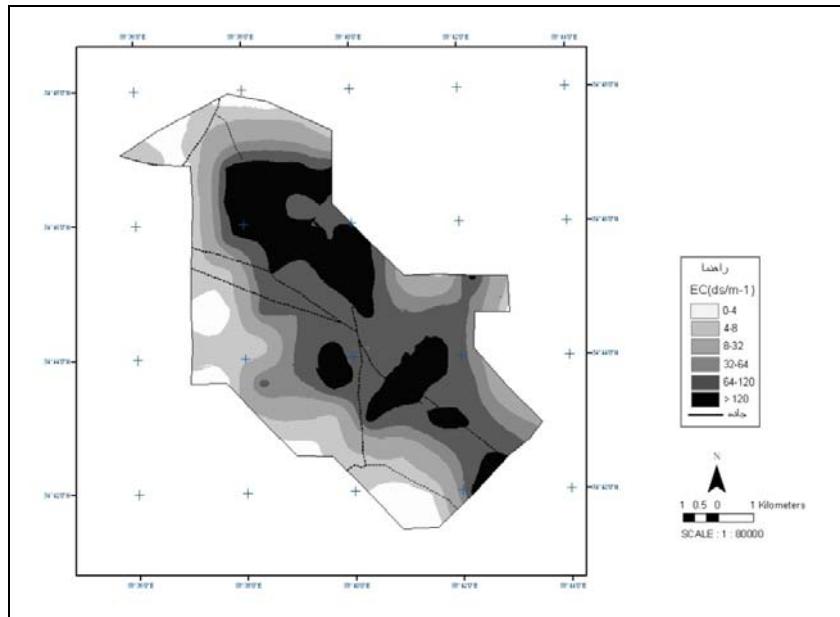
شکل ۵- واریوگرام داده های سدیمی خاک در ۴ جهت



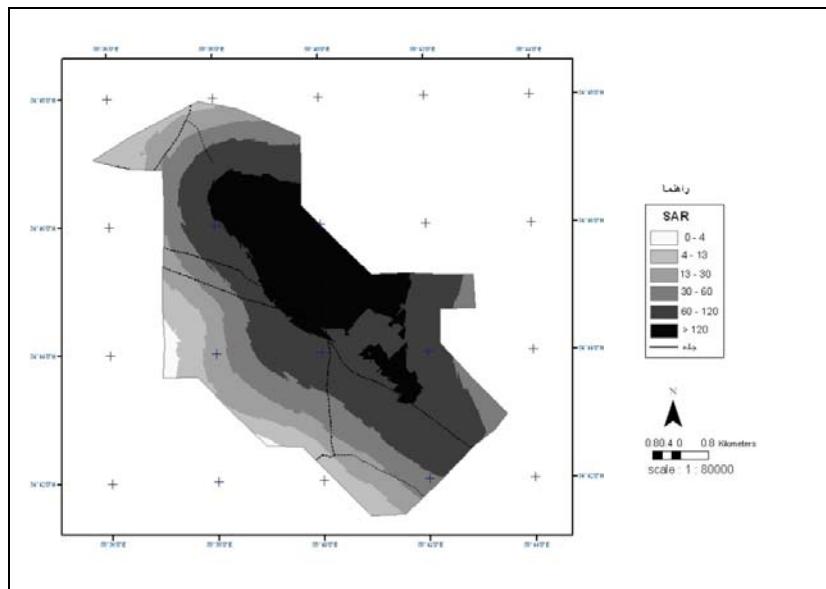
شکل ۴- واریوگرام داده های شوری خاک در ۴ جهت

1- Mean Estimation Error

2- Mean Square Error



شکل ۶- نقشه کریجینگ داده‌های شوری خاک



شکل ۷- نقشه کریجینگ داده‌های سدیمی خاک

مقایسه روش‌های تخمین کریجینگ، حداقل بودن MSE و حداکثر بودن ضریب پیرسون است که نشانه بالا بودن دقت تخمین است (۸). در این مطالعه به منظور محاسبه معیارهای آماری از ۸۱ داده برای شوری و ۸۸ داده برای سدیمی خاک استفاده شد که هر کدام دارای مقدار مشخصی بودند. آنگاه در هر مرحله یکی از داده‌ها حذف و مقدار آن به وسیله کریجینگ و سایر نمونه‌های اطراف تخمین زده شدند. جدولهای ۶ و ۷ مقایسه کریجینگ شوری و سدیمی را با داده‌های واقعی نشان می‌دهند.

کریجینگ
به منظور دستیابی به پهنۀ بندي شوری و سدیمی خاک، کریجینگ بلوکی داده‌ها با استفاده از الگوی تغییر نمای همسویه و در نظر گرفتن ناهمسانگردی انجام شد. شکل های ۶ و ۷ نشان دهنده کریجینگ بلوکی شوری و سدیمی خاک است. برای سنجش درستی داده‌های برآورد شده با مقادیر واقعی، معیارهای گوناگونی وجود دارد. یکی از مناسب‌ترین معیارها برای

جدول ۵- مقادیر کنترل اعتبار برای تخمین کریجینگ شوری و سدیمی خاک

پارامتر	گوسی	شوری	کروی	اثر قطعه ای	دامنه تاثیر	حد آستانه	MSE	ME
				۰/۰۱	۵۰۸۰	۳/۲۳	۱/۱۰	۰/۰۲
				۱۱/۸۳	۵۴۲۱	۲۷/۲۶	۰/۹۷۱۸	۰/۰۳۸

جدول ۶- مقایسه کریجینگ بلوکی شوری خاک با داده های واقعی

ضریب پرسون	MSE	ME	تعداد	میانگین	انحراف معیار	کمترین	بیشترین	معیار	داده های استفاده شده در تخمین کریجینگ بلوکی
**۰/۶۰	-	-	۸۱	۶۱/۱	۶۲/۲	۲/۵	۱۸۰	۵۱/۵	۴۷/۸
									۲/۴
									۱۹۴
									۰/۰۲
									۱/۱۰
									۸۱

**در سطح ۰/۰۱ معنی دار

جدول ۷- مقایسه کریجینگ بلوکی سدیمی خاک با داده های واقعی

ضریب پرسون	MSE	ME	تعداد	میانگین	انحراف معیار	کمترین	بیشترین	معیار	داده های استفاده شده در تخمین کریجینگ بلوکی
**۰/۵۸	-	-	۸۸	۸۱/۶	۷۸/۶	۰/۳	۳۲۰/۲	۶۸/۲۴	۴۸/۸
									۲/۳
									۱۹۲/۴۶
									۰/۰۳۸
									۰/۹۷۱۸
									۸۸

**در سطح ۰/۰۱ معنی دار

در مرحله بعد، پس از ساختن تصاویر ترکیبی مختلف (PCA، SI1، BI و NDSI) و تطبیق داده های شوری و سدیمی (واقیت زمینی) بر روی باندهای مختلف ماهواره و تصاویر ساخته شده اقدام به استخراج ارزش روشنایی مربوط به هر نقطه داده زمینی گردیده و همبستگی بین داده های آزمایشگاهی و ارزش روشنایی مورد بررسی قرار گرفت. جدول ۸ مقادیر همبستگی بین داده ها را نشان می دهد.

از میان تصاویر ساخته شده، شاخص SI1 به علت دارا بودن ضریب همبستگی بالا برای تهیه نقشه شوری انتخاب شد. به دلیل پایین بودن همبستگی میان داده های سدیمی خاک و باندهای مختلف ماهواره IRS و همچنین بین داده های سدیمی، شوری و اسیدیته خاک نقشه سدیمی خاک تهیه نشد.

دقت کلی نقشه شوری ۶۰ درصد و نقشه سدیمی ۵۸ درصد می باشد. در تخمین شوری و سدیمی خاک کریجینگ اثر پیرایشی داشته است، زیرا انحراف استاندارد نسبت به مقادیر واقعی کاهش یافته است. بالا بودن ضریب پرسون در هر دو نیز نشان دهنده دقต بالای تخمین در این روش است.

تهیه نقشه شوری و سدیمی با روش دورسنجی

در مرحله اول پردازش تصویر، اقدام به تصحیح هندسی باندهای مختلف تصویر ماهواره IRS گردید. میزان خطای کلی ناشی از نقاط کنترل زمینی (RMSE¹) در این پژوهش بسیار پایین و حدود ۰/۵ پیکسل می باشد.

تشکیل یک نمونه انجام شد. به دلیل اینکه داده‌های شوری خاک بیشتر در دو دسته شوری زیاد و شوری کم قرار دارد، کلاس‌های میانی ۸-۳۲ و ۳۲-۶۴ دارای نمونه‌های تعلیمی کم بوده و لذا ناگزیر از همه نمونه‌های آنها بدون توجه به انحراف معیار برای انجام طبقه‌بندی استفاده شد.

پس از انجام طبقه‌بندی، نقشه تولید شده مورد پردازش نهایی قرار گرفت. بدین منظور فیلتر مازوریتی با پنجره 3×3 روی نقشه اعمال گردید تا چند ضلعی‌های بسیار کوچکی که تولید شده‌اند، در چند ضلعی‌های بزرگتر مجاور خود ادغام شوند. شکل ۸ نشان‌دهنده نقشه شوری تهیه شده با این روش می‌باشد.

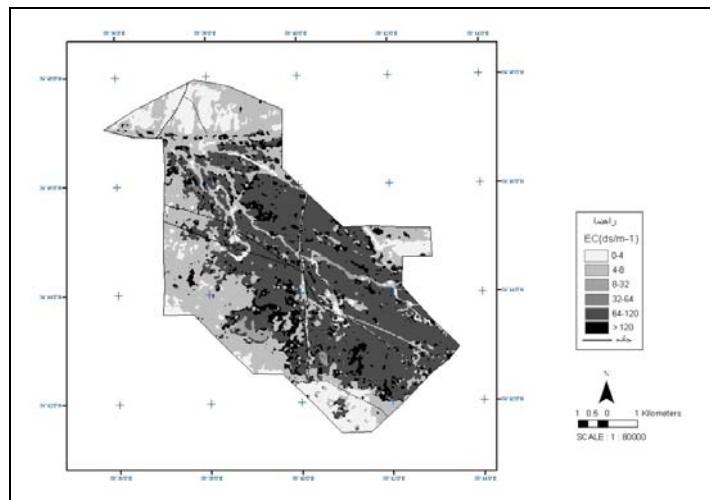
پس از تهیه نقشه نسبت به برآورده دقت طبقه‌بندی در کلاس‌های مختلف شوری و کل نقشه اقدام گردید. جدول ۹ نشان‌دهنده درستی طبقه‌بندی در کلاس‌های مختلف شوری است.

در کلاس‌های با شوری کم (۰-۴) و شوری بسیار زیاد (بیشتر از ۱۲۰) درستی تولید کننده ۱۰۰٪ و $86/9$ درصد بیان کننده آن است که درصد بالایی از پیکسل‌های آنها در واقعیت زمینی، درست طبقه‌بندی شده‌اند.

طبقه‌بندی رقومی تصویر

با انجام یک طبقه‌بندی ناظارت نشده برروی تصویر ساختمان شوری شماره ۱ مشخص شد مناطق ماسه بادی در جنوب غرب منطقه و بلندیهای اطراف که غیر شور می‌باشند از زمین‌های اطراف کال شور که دارای شوری بالا هستند به خوبی قابل تفکیک هستند.

با توجه به داده‌های آزمایشگاهی ۶ کلاس برای شوری تعریف و طبقه‌بندی ناظارت شده برروی تصویر ساختمان SI1 اعمال شد. کلاس‌های تعلیمی گزینشی بر پایه تفسیر تصویر ماهواره شامل ۶ کلاس خاک (۰-۴، ۴-۸، ۸-۳۲، ۳۲-۶۴، ۶۴-۱۲۰ و بیشتر از ۱۲۰ دسی زیمنس بر متر) می‌باشد. نمونه‌های همگن و در عین حال دارای پراکنش مناسب در سراسر تصویر گزینش و سپس برای کنترل میزان تفکیک پذیری کلاس‌ها، نمودار طیفی آنها ترسیم و مورد ارزیابی قرار گرفت و با بررسی میانگین، انحراف معیار و نمودار دو بعدی، اقدام به اصلاح نمونه برداری شد. در عمل نمونه‌گیری، نمونه‌های تعلیمی که انحراف معیار بالا داشتند، حذف گردیدند، زیرا انحراف استاندارد بالا نشان دهنده ناخالص بودن پیکسل در توصیف طبقه مورد نظر می‌باشد. لذا طبقه‌بندی در هر کلاس با گزینش‌هایی که از نظر آماری به نرمال نزدیک‌تر بودند و سپس ترکیب آنها با هم و



شکل ۸- نقشه کلاس‌های شوری منطقه مطالعاتی

جدول ۸- همبستگی بین ارزش روش‌نایی و داده‌های شوری و سدیمی خاک در تصاویر مختلف

پارامتر	مقادیر شوری	مقادیر سدیمی	پارامتر	مقادیر شوری	مقادیر سدیمی
BI	***/۴۹۰	-	باند۴	***/۴۶۸	***/۳۷۰
SI1	***/۵۹۱	-	باند۵	***/۴۵۳	***/۳۶۲
SI2	***/۴۹۹	-	PC23	***/۵۰۸	***/۴۱۷
NDSI	*۰/۲۶۱	-	PCA2345	***/۵۰۲	***/۴۱۴
باند۲	***/۵۰۳	***/۴۲۶	PC35	***/۵۲۶	***/۴۳۹
باند۳	***/۵۰۳	***/۴۲۰			

*در سطح ۰/۰۵ معنی دار **در سطح ۰/۰۱ معنی دار

جدول ۹- درستی طبقه بندی کلاسها مختلط شوری خاک

ضریب کاپا	درستی کاربر	درستی تولید کننده	کلاس شوری
۰-۴	۹۰	۹۰	۰/۸۸
۴-۸	۱۰۰	۸۵	۰/۷۸
۸-۳۲	۳۳/۳	۳۳/۳	۰/۳۰
۳۲-۶۴	۵۰	۶۶/۶	۰/۶۴
۶۴-۱۲۰	۵۴/۵	۸۵/۷	۰/۷۱
بیشتر از ۱۲۰	۸۶/۹	۸۰	۰/۸۳
درستی کلی نقشه		۸۱/۳۳	
ضریب کاپا		۰/۷۵	

قابلیت نیز می باشد که با داشتن تصاویر مربوط به سال های مختلف و استخراج نقشه های شوری در این سال ها، می توان میزان تغییرات شوری را در زمان های مختلف مورد بررسی قرار داده و با مشخص کردن روند افزایشی یا کاهشی سطوح شور، کمک زیادی در مدیریت عرصه ها نمود.

نتیجه گیری

نتایج این پژوهش نشان داد که تهیه نقشه های شوری با استفاده از فن دورسنجدی از نظر دقت و هزینه نسبت به روش زمین آمار، برتری دارد. با توجه به وجود املاح در سطح خاک های شور این خاک ها به راحتی از سایر خاک ها به دلیل داشتن بازتاب بالا بر روی تصاویر ماهواره ای قبل تشخیص اند. همبستگی مناسب بین داده های ماهواره ای (درجات روشناهی) و مقادیر عددی شوری خاک، کار تهیه نقشه شوری خاک را سرعت می بخشد.

دقت نقشه شوری تهیه شده به روش دورسنجدی حدود ۸۱ درصد با شاخص کاپا ۰/۷ می باشد. لیکن دقت تهیه نقشه با روش زمین آمار ۰/۶ درصد است. نقشه های تهیه شده به روش زمین آمار نسبت به نقشه های تهیه شده با روش دورسنجدی از دقت کمتری برخوردار بودند.

در منطقه مورد مطالعه pH نمونه ها دارای نوسان بسیار کم و عموماً مقدار آن بیشتر از ۷ است. ضریب همبستگی آن با شوری و سدیمی خاک معنی دار نیست. همچنین بین داده های شوری و سدیمی خاک نیز رابطه معنی داری پیدا نشد. بنابراین امکان مطالعه سدیمی خاک با استفاده از دور سنجدی در محدوده مورد مطالعه ضعیف است زیابی شد.

به صورت کلی می توان بیان کرد که سنجش از دور در تهیه نقشه های شوری و سدیمی خاک ابزاری بسیار قوی بوده که در صورت موجود بودن تصاویر می توان با تعداد نقاط محدود و صرف هزینه کم نقشه های بسیار دقیقی تهیه نمود، اما گفتن این نکته ضروری است که دور سنجدی و سامانه های اطلاعات جغرافیایی

همچنین درستی کاربر ۰/۹۰، ۰/۸۵ و ۰/۸۰ این کلاسها نشان دهنده درصدی از پیکسل های آنها است که در طبقه بندی به درستی به این کلاسها اختصاص یافته اند. بالا بودن شاخص کاپا در این کلاسها نیز نشان دهنده دقت بسیار زیاد در طبقه بندی آنها می باشد. کلاس شوری ۰/۳۲-۳۲ با درستی کاربر و تولید کننده ۳۳/۳ درصد و شاخص کاپا ۰/۳ از دقت پایینی در طبقه بندی برخوردار است. طبقات ۰/۳۲-۳۲-۶۴ و ۰/۷۱-۱۲۰ از دقت طبقه بندی خوبی برخوردار بودند.

مقایسه دو روش دور سنجدی و زمین آمار

مقایسه نقشه های تولید شده نشان می دهد که روش دورسنجدی که ماهیت آن در ارتباط دادن بین میزان شوری و بازتاب امواج، برای پهنه بندی سطوح شور می باشد، روشی قابل اعتمادتر نسبت به روش های زمین آمار است؛ زیرا کلاس های شوری در این روش بر اساس تفاوت در خصوصیات طیفی سطوح مختلف شوری بوجود آمده است. برای مثال، هرچه شوری خاک بیشتر باشد، میزان بازتاب امواج از سطح آن نیز بالاتر خواهد بود. درستی کلی نقشه تهیه شده به روش دورسنجدی، ۰/۸۱ درصد و در روش زمین آمار ۰/۶ درصد می باشد. زمین آمار روشی تخمیمنی برای برآورد داده ها در مانطقه نمونه برداری نشده با توجه به نقاط نمونه برداری شده و با استفاده از مدل های ریاضی و در نظر نگرفتن خصوصیات طیفی پدیده ها می باشد، که برای تخمین دقیق پدیده ها نیاز به برداشت تعداد زیادی نقطه با صرف هزینه زیاد دارد. در صورتی که در سنجش از دور برای طبقه بندی تصویر، احتیاج به نمونه برداری یک درصد پیکسل های تصویر است و سایر پیکسل ها بطور خود کار طبقه بندی می گردد؛ به همین دلیل در دورسنجدی با تعداد نمونه کمتر، حجم وسیعی از یک منطقه را می توان پایش نمود. همچنین واحد های شوری جدا شده با روش دورسنجدی بسیار کوچکتر و ریزتر و کاربردی تر از روش زمین آمار است. در روش زمین آمار پهنه بندی شوری به صورت کلی انجام گرفته و تنها روند شوری منطقه را نشان می دهد. روش دورسنجدی دارای این

سپاسگزاری

بدینویسه از معاونت پژوهشی دانشگاه فردوسی مشهد، در حمایت و تامین بخش از هزینه ها، معاون فنی اداره کل منابع طبیعی و آبخیزداری آقای مهندس احمدی، ریاست اداره فنی مهندسی آقای مهندس سليمی، معاون اداره فنی مهندسی آقای مهندس بدیعی، مشاور محترم شرکت توساب، خانم مهندس راحله سرحدی و خانم مهندس مهناز گوهري که در انجام این طرح پژوهشی اینجانب را باری نمودند، تشکر و قدر دانی می شود.

تمکیل گننه نیازهای یکدیگر می باشند. برای نمونه GIS ابزاری بسیار مفید برای آماده سازی نقشه می باشد. ترکیب نقشه های زمین شناسی، توبوگرافی و مدل های رقومی عوارض زمینی تفسیر شده بر اساس اطلاعات ماهواره ای به وسیله GIS بسیار دقیق تر و سریعتر انجام می شود. از این رو می توان با بهره گیری از این دو فن به صورت توان به ابزاری قوی در زمینه تهیه نقشه های خاک شناسی پرداخت.

منابع

- ۱- حسنی پاک ع.ا. ۱۳۷۷. زمین آمار (ژئوستاتیستیک). انتشارات دانشگاه تهران. ۳۱۴ ص.
- ۲- سازمان جنگلها، مراتع و آبخیزداری کشور. ۱۳۸۰. گزارشات پوشش گیاهی، زمین شناسی و ژئومرفولوژی، منابع آب، فرسایش و رسوب و تلفیق و برنامه ریزی طرح اجرایی کانون بحران فرسایش بادی میانده فیض آباد.
- ۳- محمدی ج. و چیت ساز و. ۱۳۸۱. مقایسه تخمینگرهای ژئوستاتیستیکی و رگرسیون خطی جهت برآورد برخی از خصوصیات خاک سطحی به کمک داده های رقومی TM. مجله علوم خاک و آب، ۱۶: ۹۵-۱۰۲.
- ۴- مسعودی م. ۱۳۸۰. بررسی قابلیت تصاویر ماهواره ای در طبقه بندی خاک های تحت شوری و قلایتیت. موسسه تحقیقات جنگلها و مراتع.
- ۵- میر محمدی میدی ع.م. و قره یاضی ب. ۱۳۸۱. جنبه های فیزیولوژیک و بهثزادی تنش شوری گیاهان. انتشارات دانشگاه صنعتی اصفهان. ۲۸۸ ص.
- 6- Alavipanah S.K. 1997. Study of soil salinity in the Ardakan (Iran) based upon field observation, remote sensing and GIS. Ph.D Thesis, Gent University. 292pp.
- 7- Brady N.C., and Weil R. 1999. The Nature and Properties of Soils. Prentice-Wesley Iberoamericana, Murcia, Jersey, USA. 740pp.
- 8- Douaoui A.E.K., Nicolas H., and Walteer Ch. 2006. Detecting salinity hazards within a semiarid context by means of combining soil and remote sensing data, Geoderma, 134: 217-230.
- 9- Dwivedi R.S., and Sreenivas K. 1998. Imaging transforms as a tool for the study of soil salinity and alkalinity dynamics. International Journal of Remote Sensing, 19: 605-619.
- 10- Farifte J., Farshad A., and George R.J. 2005. Assessing salt – affected soils using remote sensing, solute modeling , and geophysics. Geoderma 130 : 191-206.
- 11- Ghassemi F., Jakeman A.J., and Nix H.A. 1995. Salinisation of land and water resources: human causes, extent, management and case studies. Canberra, Australia: The Australian National University, Wallingford, Oxon, CAB International.
- 12- Goovaerts P. 1997. Geostatistics for Natural Resources Evaluation. Oxford University.
- 13- Kappa M., Shawan A., and Erasmi S. 2005. Remote sensing based classification of salt affected soils as an indicator for landscape degradation in the south of Aleppo, Syria. UN conversion to combat desertification, Trier, Germany.
- 14- Naesset E. 1996. Use of weighted kappa coefficient in classification error assessment of thematic maps. International Journal of Geographical Information Systems, 10: 591– 604.
- 15- Page A.L., Miller R.H., and Keeney D.R. 1982. Methods of soil analysis. Part2 chemical and microbiological properties (2nd edition). Am. Soc. Of agronomy, Soil Sci. Am. Publisher. Madison, Wasconsin. USA. 1159pp.
- 16- Walter C., and Mc Bratney B. 2001. Spatial predication of topsoil salinity in the Chelif Valley, Algeria, using local ordinary kriging with local variograms verus whole-area varogram. Australia. Journal of Soil Research, 39: 248-259.



Mapping Salinity and Sodicity of Surface Soil by Remote Sensing and Geostatistic Methods in South Side of Mah Valat County

R. Daempanah^{1*} · Gh. Haghnia² · A. Alizadeh³ · A. Karimi⁴

Received:18-8-2010

Accepted:24-4-2011

Abstract

In the recent decades, application of geostatistic and remote sensing for mapping salinity and sodicity of surface soil and monitoring it's changes have been developed. The goal of this research was to compare the capability of geostatistic and remote sensing methods for mapping salinity-sodicity of soils in playa from southern Mah Valat county, in the Khorasan Razavi province. 88 samples of surface soil from depth of 0 to 10cm on the crossing lines of 1000×1000 meter grids were taken, and their EC, PH and SAR were measured. After normalizing variables, checking anisotropy and determining the parameters of variogram, the salinity and sodicity maps of soil were prepared using kriging method with an accuracy of 60 and 58 percent. the Results revealed that kriging had trimmed salinity and sodicity data because it had lowered the standard deviation. The IRS-P6 images were used to map salinity and sodicity maps. After pre-processing of images, PCA, salinity indexes of SI1, SI2, BI and NDSI were calculated and digital number of sampling points were extracted. By checking the correlation between variables and digital numbers of images, the SI1 that had the highest Pearson coefficient, was selected and salinity map of surface soil was prepared by the method of supervised classification. There was no correlation between images and sodicity data, and also between sodicity, salinity and pH data. Probability of extracting sodicity map by this method was evaluated poor. The result of this research also showed that for increasing accuracy in kriging maps more points should be taken, while in the remote sensing with less points while saving time and money, it's possible to have more accurate maps.

Keywords: IRS, EC, Geostatistic, Salinity index, Supervised classification, Mah Valat

1,2,4- MSc Student, Professor and Assistant Professor, Department of Soil Science, College of Agriculture, Ferdowsi University of Mashhad, Respectively

(*- Corresponding Author Email: R_Daempanah@yahoo.com)

3- Professor, Department of Water Engineering, College of Agriculture, Ferdowsi University of Mashhad