

نشریه پژوهش های حفاظت آب و خاک جلد بیست و سوم، شماره پنجم، ۱۳۹۵ http://jwsc.gau.ac.ir

# ارزیابی روشهای مدلسازی و طبقهبندی نظارتشده در تهیه نقشه شوری خاک با استفاده از تصاویر ASTER و ETM

**امیرحسین هاتفیار دکانی'، \*مصطفی کریمی احمدآباد'، محمدرضا اختصاصی " و عباس پایدار اردکانی \*** دانش آموخته کارشناسی ارشد گروه بیابان زدایی، دانشگاه سمنان، <sup>۲</sup>استادیار گروه اقلیم شناسی، دانشکده جغرافیای، دانشگاه تهران، آستاد گروه آبخیزداری، دانشگاه یزد، <sup>ن</sup>کارشناس ارشد مدیریت بیابان، اداره منابع طبیعی و آبخیزداری اردکان (یزد) تاریخ دریافت: ۹٤/۹/۹ ؛ تاریخ پذیرش: ۹۵/۵/۳

#### چکیدہ

**سابقه و هدف**: شناسایی مناطق شور و تهیه نقشههای رقومی میزان شوری خاکها، گامی مؤثر در مدیریت صحیح اراضی شور بهشمار میرود. از آنجا که بخش وسیعی از کشور ما را اراضی شور تشکیل میدهد، اهمیت این موضوع به شدت احساس می شود. شوری خاک یکی از مراحل تخریب زمین بوده که منجر به کاهش بهرهوری نهایی در خاک می شود. شوری خاک می تواند ناشی از فرایندهای طبیعی یا اعمال انسانی باشد اما در هر صورت یکی از مخاطرات جدی محیط می باشد. بنابراین تهیه نقشه شوری خاک باعث ارتقاء سطح مدیریت شده و در فرایند تصمیم گیری برای برنامهریزی توسعه پایدار مورد استفاده قرار می گیرد. امروزه تهیه نقشههای شوری خاک به کمک تصاویر ماهوارهای و تکنیکهای سنجش از دور براحتی امکان پذیر است و پژوهشهای زیادی جهت پایش شوری خاک به کمک تصاویر ماهوارهای در اکثر نقاط جهان انجام شده است. با توجه به مشکلات تولید نقشههای شوری خاک از دادههای ماهوارهای در این پژوهش دو رویکرد مدل سازی و طبقه بندی در تولید نقشههای شوری خاک ارزیابی شدهاند. هدف از پژوهش حاضر نیز ارزیابی روش مدل سازی و طبقه بندی در تولید نقشههای خاک ارزیابی شدهاند. هدف از تلفیق تصاویر ASTER و MTH (که کمتر مورد توجه قرار گرفته است) در شرق دشت سمان می باسد.

مواد و روشها: بهمنظور انجام پژوهش حاضر ابتدا، پس از تعیین موقعیت منطقه، با تشکیل یک شبکه بر روی تصویر منطقه، موقعیت نقاط نمونهبرداری مشخص گردید. در مرحله بعد با انجام پیمایشهای صحرایی، نمونهبرداری انجام و سپس مقدار EC اندازه گیری شدند. سپس با اعمال پیش پردازش دادههای ماهوارهای و همچنین تکنیکهای پردازش تصویر از قبیل آنالیز مولفههای اصلی، ادغام باندهای چندطیفی ASTER با باند پانکروماتیک +ETM، تبدیل تسلدکپ، فیلترینگ، ایجاد شاخصهای شوری، نسبت گیری طیفی و همچنین با استفاده از روشهای طبقهبندی نظارت شده، نقشه شوری خاک منطقه تهیه گردید.

**یافتهها**: نتایج پژوهش نشان داد که نقشه شوری تهیه شده به روش مدلسازی با باند ۸ تصاویر ASTER، مؤلفه بهدست آمده از ادغام باند پانکروماتیک +ETM با باند ۵ ASTER و مؤلفه بهدست آمده از شاخص شوری

<sup>\*</sup> مسئول مكاتبه: mostafakarimi.a@ur.ac.ir

(Salinity2) ارتباط معنادار دارد و نتایج بهدست آمده از اعتبارسنجی مدل با مقادیر RMSE ، MAE و R بهترتیب معادل ۱۹۳۸، ۱۹۵ و ۸۱/۱۰ بهدست آمد که دلالت بر مناسب بودن مقادیر تخمینی این مدل دارد. صحت نقشه شوری تهیه شده به روشهای طبقهبندی نظارت شده نیز بهترتیب برای روش حداکثر احتمال ۸۶٪ و برای روش حداقل از میانگین ۷۶٪ برآورد گردید که بیانگر دقت کمتر این روشها نسبت به نقشه شوری به روش مدلسازی میباشد. **نتیجه گیری**: با توجه به نتایج بهدست آمده در این پژوهش، میتوان با تعدیل نمودن شاخصهای شوری، شاخصهای جدیدی را جهت تهیه نقشه شوری خاک بهدست آورد. همچنین نتایج نشان داد که دخالت باند سه ASTER موجب تشخیص بهتر مؤلفه شوری خاک شده است و این بخش از طیف الکترومغناطیس شامل (۲/۱۰ – ۲/۱۰، ۲/۱۵۵–۲/۱۸

واژههای کلیدی: شوری خاک، ASTER، طبقهبندی نظارت شده، مدل سازی، دشت سمنان

# ارتباط با شوری خاک، اختر عباس و همکاران (۲۰۱۳)، نقشه شوری خاک تحت تأثیر سیستمهای آبياري منطقه پنجاب واقع در فيصل پاکستان (حوضه سند) را با استفاده از تصاویر IRS-1B LISS-II و از طريق طبقهبندى نظارت شده حداكثر احتمال، با دقت ۹۰ درصد در سه طبقه خاکهای کمی شور، نسبتاً شور و شور تهیه نمودند و نتایج پژوهشهای آنها نشان داد که آبهای زیرزمینی با کیفیت پایین خطر شور شدن خاکهای این منطقه را افزایش میدهند (۱). مترنیخ و زینک (۲۰۰۳)، با استفاده از عکسهای هوایی، تصاویر سنجندههای چندطیفی فضایی، تصاویر سنجندههای امواج کوتاه، تصاویر ویدئویی و ژئوفیزیک هوایی تغییرات شوری خاک را بررسی نمودند (۲۸). خان و عباس (۲۰۰۷) سه شاخص طیفی برای شناسایی مناطق شوری در پاکستان پیشنهاد دادند که عبارتند از شاخص BI، شاخص NDSI و شاخص SI و نتایج پژوهشهای آنها نشان داد که در بین این سه شاخص، شاخص NDSI بهتر مىتواند طبقات مختلف شوری خاک را استخراج نماید (۳۲). تاج گردان و همکاران (۲۰۰۸) با روشهای رگرسیونی از روی تصاویر +ETM، مدلی را جهت تهیه نقشه شوری منطقه شمال آققلا در استان گلستان را

#### مقدمه

شناسایی مناطق شور و تهیه نقشههای رقومی میزان شوری خاکها، گامی مؤثر در مدیریت صحیح اراضی شور بهشمار میرود. اراضی شور بخش وسيعي از كشور ما را فرا گرفتهاند. بنابراين اهميت این موضوع بهشدت احساس میشود. امروزه تهیه نقشههای شوری خاک به کمک تصاویر ماهوارهای و تکنیکهای سنجش از دور بهراحتی امکانپذیر است. تجزیه و تحلیل زمانی مناطق دوردست یکی از بزرگترین مزایای استفاده از تصاویر ماهوارهای میباشد (۲۳، ۳٤). دادهها و تکنیکهای سنجش از دور بهطور گستردهای در تهیه نقشه مناطق تحت تأثیر شوری مورد استفاده قرار گرفتهاند (۲۵، ۲٤، ۱۸، ۱٤، ۹، ۲). از ترکیب سنجش از دور با سیستم اطلاعات جغرافیایی (GIS) برای دادههای مختلف در جهت ترسيم خاکهاي تحتتأثير شوري ميتوان استفاده کرد (۱۵). مطالعات بسیاری در برخی از مناطق خشک با استفاده از ماهواره لندست انجام گرفته است که از جمله می توان به مطالعات کاستاندا و همکاران (۲۰۰۵)، برای بررسی دریاچههای پلایا در بیابان مونگروس اسپانیا و آلخوداری و همکاران (۲۰۰۲)، در مورد سطح آب تالابها اشاره کرد (٦، ١٠). در ۳۰ متر و محدوده طیفی مادون قرمز حرارتی با تفکیک مکانی ۹۰ متر را پوشش میدهند (٤، ۷، ۲۷) و بنابراین انتظار میرود با تلفیق کردن باندهای هر دو تصویر به نتایج بهتری دست یافت.

# مواد و روش ها

منطقه مورد مطالعه محدودهای است به مساحت ۸/۰۰۰ هکتار واقع در شرق دشت سمنان که بر اساس سيستم مختصات جغرافيايي، بين طول جغرافيايي ٥٣ درجه و ٣٧ دقيقه و ٢٩ ثانيه تا ٥٣ درجه و ٤٣ دقيقه و ٤ ثانيه شرقي و عرض جغرافيايي ۳۵ درجه و ۳۱ دقیقه و ۲۳ ثانیه تا ۳۵ درجه و ۳۵ دقیقه و ۵۲ ثانیه شمالی قرار دارد (شکل ۱). این منطقه بهعلت مجاورت با کویر مرکزی ایران و همچنین تأثیرپذیری از پرفشارهای حرارتی دارای اقلیم گرم و خشک با بارندگی نزدیک به ۱٤٤ میلیمتر در سال میباشد. بهمنظور انجام پژوهش حاضر از نقشه زمینشناسی ۱:۱۰۰۰۰ سازمان زمینشناسی کشور، نقشه توپوگرافی رقومی ۱:۲۵۰۰۰ سازمان نقشهبرداری با سیستم مختصات UTM، مدل ارتفاعی رقومی (DEM)، باند پانکروماتیک تصویر ماهوارهای +ETM و دادههای سنجنده ASTER با تاریخ ۲٤ اکتبر سال ۲۰۰۳ با ۱٤ باند استفاده شد. تصویر مورد استفاده از نوع 1B میباشد و تصحیحهای اتمسفری بر روی آن انجام شده است. زمین مرجع کردن تصویر ASTER به کمک ۳۹ نقطه کنترل زمینی برداشت شده با GPS و به روش نزدیکترین همسایه با ٤٥ RMSE ، پیکسل انجام گرفت. نمونهبرداری از منطقه سعى گرديد با پراكنش مناسب از تمام واحدهای سنگشناسی موجود (شکل ۲) انجام گیرد. بدینمنظور با قرار دادن یک شبکه نقاط منظم تصادفی بر روی نقشه واحدهای سنگشناسی (جدول ۱ واحدهای سنگشناسی منطقه را به اختصار شرح بهدست آوردند و با آن توانستند شوری منطقه را یهنهبندی نمایند (۳۳). دادرسی و همکاران (۲۰۰۶)، با استفاده از دادههای ماهوارهای TM مربوط به دو سری زمانی (۱۹۸۷ و ۲۰۰۱)، با ترکیب باندی (FCC ۱۹۸۷) و با بهکارگیری روش طبقهبندی نظارتشده با حداکثر احتمال نقشه روند شوري منطقه جنوب شرقي شهرستان سبزوار را در هر دو زمان فوق تهیه و مورد تجزیه و تحلیل قرار دادند (۱۲). نتایج پژوهشهای ایشان نشان داد که در مساحت اراضی غیر شور در دو مقطع زمانی تغییری حادث نشده و بدینترتیب بهمیزان ۵۱/۳۵ ۱۹/۲، ٤١/٤٥، ۳۳/۳۳ درصد بهترتیب از دسته اراضی شور مرطوب، شور متوسط، زیاد و شدید کاسته شده و بهمیزان ۸۸/۹۰ درصد بر دسته اراضی با شوری کم افزوده شده است. دشتکیان و همکاران (۲۰۰۸)، از روش میانگین رگرسیونها با باندهای استاندارد شده ۱، ۲ و ۳، طبقهبندی حداکثر احتمال، شاخص شوری (SI)، شاخص شوری استاندارد شده (NDSI)، با استفاده از دادههای ماهواره لندست برای تهیه نقشه شوری خاک در منطقه مروست استفاده کردند، نتایج پژوهشهای ایشان نشان داد که مناسبترین روش برای تهیه نقشه شوری خاک، روش میانگین رگرسیونها با باندهای استاندارد شده ۱، ۲ و ۳ و در درجه دوم روش شاخص شوری (SI) در منطقه مى باشد (١٣). همان طور كه از پيشينه پژوهش مشخص شد تمرکز پژوهشها بر روی دادههای سنجندههای مستقر بر ماهواره لندست بوده است. استفاده از دادههای ASTER به خصوص در داخل کمتر بوده این پژوهش به هدف استفاده مشترک هر دو اطلاعات در تعیین مؤلفه شوری خاک با استفاده از تلفیق تصاویر سنجنده ETM و ASTER می باشد چرا که تصاویر چندطیفی ASTER، یک منطقه طیفی گستردهای را با ۱٤ باند از محدوده طیفی مرئی با تفکیک مکانی ۱۵ متر، محدوده طيف مادونقرمز با تفكيك مكاني

تمام نمونههای برداشتشده وارد نرمافزار SPSS شدند. سپس با روش آنالیز مؤلفههای اصلی، ادغام باندها، تبدیل تسلدکپ، نسبتگیری طیفی، فیلتر میانگین و تهیه شاخصهای شوری، اقدام به ایجاد باندهای فرعی از باندهای اصلی گردید (جدول ۲). مقادیر EC نقاط نمونهبرداری با هر یک از باندهای فرعی تولیدی قطع داده شد و میانگین ارزش طیفی مجموع ۹ پیکسل متناظر با هر یک از نقاط نمونهبرداری صحرایی استخراج گردید. میدهد)، موقعیت ۵۹ نمونه مشخص گردید. سپس به انجام نمونهبرداری از محل نقاط مشخص شده در منطقه اقدام گردید. جهت افزایش دقت کار، از محل قرارگیری GPS در مرکز نقاط نمونهبرداری، به اندازه ۱۵ متر فاصله گرفته و بدینترتیب از ۸ پیکسل مجاور نیز نمونهبرداری در عمق ۱۰- سانتیمتر به عمل آمد و سپس مجموع ۹ پیکسل هر یک از نقاط نمونهبرداری با یکدیگر مخلوط شده و جهت اندازه گیری میزان EC تمام نقاط، به آزمایشگاه شرکت معدنی املاح ایران فرستاده شدند. نتایج آزمایشگاهی مربوط به مؤلفه EC



شکل ۱- موقعیت نقاط نمونهبرداری شده بر روی نقشه واحدهای سنگشناسی منطقه مورد مطالعه. Figure 1. Location of sampling points on the map of lithological units of the study area.

SPSS گردید. در خصوص متغیرهای مستقل، علاوه بر باندهای اصلی و مؤلفههای بهدست آمده از شاخصهای شوری مورد استفاده، تمامی باندهای فرعی نیز معرفی گردید. بهمنظور بررسی روابط بین دادههای زمینی و ماهوارهای، ماتریس همبستگی بین تمامی متغیرها تشکیل گردید. بدینصورت که دادههای شوری نقاط نمونهبرداری بهعنوان متغیر وابسته و ارزش طیفی متناظر با آنها بهعنوان متغیر مستقل، وارد نرمافزار



منطقه.	زمينشناسى	۲ – نقشه	شكل
--------	-----------	----------	-----

# Figure 2. Geological Map of study area.

سنگشناسی منطقه.	۱- واحدهای س	جدول
-----------------	--------------	------

	Table 1. Enthological units of study area.		
درصد از مساحت منطقه	شرح	واحد سنگشناسی	رديف
Percent of the area	Description	Lithological units	Row
۱۵ درصد	تراس های آبرفتی قدیم Older alluvial fan deposits	Qt1	1
۲٥/٩ درصد	تراس های آبرفتی جدید Young alluvial fan deposits	Qt2	2
۷/۲ درصد	سازند قم (لایههای گچ، آهک و مارن) QOM FORMATION (Marly limeston few gypsum layers)	Omq	3
۲/۲ درصد	مارن و ماسەسنگ درشتدانه Marl, several thin intercalation of coarse-graind sandstone	Eoms	4
۱۸/٦ درصد	سازند مارن دوزهیر (مارن، کنگلومرا و ماسه سنگ) Marl, marlstone, light grey some limestone	Em	5
۱٥/٥ درصد	سنگ گچ و شیل Anhydrite and shale	A1	6
۱۰/۱ درصد	سازند کرج (توف و شیل سیاہ) KARAJ FORMATION (Tuff and black shale)	Ek	7
۱/۷ درصد	سنگهای آذرین Volcanic Rock	Ev	8
۲/۰ درصد	مارن، شیل قرمز و گچ Red marl, gypsum and shale	M1	9
٥/٠ درصد	سازند فرمز بالایی (کنگلومرا و مارن) Sandstone, shale, conglomeratic sandstone	M2	10
۱/۲ درصد	سازند فجن (کنگلومرای قرمز و خاکستری) Conglomeratic red, gray	Pecf	11
۲ درصد	شیل Shele	SH2	12

#### Table 1. Lithological units of study area

Table 2. Pr	imary and secondary of image bands used in this study.	
باندهای اصلی و فرعی	نحوه تهيه باندها	رديف
Major and minor bands	How prepared band	Row
Band1, Band2,, Band14	باندهای اصلی استر Main bands ASTER	1
PCA1,PCA2,, PCA14	تجزیه مؤلفههای اصلی استر PCA ASTER	2
روشنایی Brightness <sup>a</sup>	باند روشنایی بهدست آمده از تبدیل تسلدکپ تصویر استر Brightness band of tasseled cap transformation ASTER images	3
نمناکی Wetness <sup>a</sup>	باند نمناکی بهدست آمده از تبدیل تسلدکپ تصویر استر Wetness band of tasseled cap transformation ASTER images	4
سبزینگی Greenness <sup>a</sup>	باند نمناکی بهدست آمده از تبدیل تسلدکپ تصویر استر Greenness band of tasseled cap transformation ASTER images	5
FuseB1, FuseB2,, FuseB9	ادغام ۹ باند ASTER با باند پانکروماتیک ETM+ Fusion ASTER 9 bands with the panchromatic band ETM+	6
Band1, Band2,, Band6	باندهای اصلی ETM +Main bands ETM	7
PCA1, PCA2,, PCA6	تجزیه مؤلفههای اصلی ETM PCA ETM	8
روشنایی Brightness	باند روشنایی بهدست آمده از تبدیل تسلدکپ تصویر ETM Brightness band of tasseled cap transformation ETM images	9
نمناکی Wetness	ETM باند نمناکی بهدست آمده از تبدیل تسلدکپ تصویر Wetness band of tasseled cap transformation ASTER images	10
سبزینگی Greenness	ETM باند سبزینگی بهدست آمده از تبدیل تسلدکپ تصویر Greenness band of tasseled cap transformation ASTER images	11
NDSI <sup>b</sup>	$(B_2 - B_3)/(B_2 + B_3)$	12
$\mathrm{BI}^\mathrm{b}$	$\sqrt{(B_2^2+B_3^2)}$	13
Salinity <sup>c</sup> <sub>1</sub>	$\sqrt{(B_1 * B_2)}$	14
Salinity $\frac{c}{2}$	$\sqrt{(B_1^2+B_2^2+B_3^2)}$	15
Salinity <sup>c</sup> <sub>3</sub>	$\sqrt{(B_1^2+B_2^2)}$	16
$MSI^{d}$	$B_4/B_3$	17

جدول ۲– باندهای اصلی و فرعی مورد استفاده در پژوهش حاضر.

a: یاربراق و همکاران (۲۰۰۵)، (۳۵). b: پادیال و ارنستاین (۲۰۰۵)، زینک (۲۰۰۱)، کاپا و همکاران (۲۰۰۵)، (۳۱، ۳٦، ۲٦). c: دوایی و همکاران (۲۰۰٦)، (۱۷). b: فرازیر و چنگ (۱۹۸۹)، باتی و همکاران (۱۹۹۱)، (۲۲، ۸).

مدل با استفاده از روش رگرسیونی چندمتغیره به روش حذف پسرو جهت تهیه نقشه شوری خاک طیفی متناظر با آن نقاط از تمامی باندها اقدام به ایجاد گردید. بهدلیل کثرت باندهای اصلی و فرعی تولیدی

بس از مشخص شدن نحوه همبستگی بین مقادیر شوری در نقاط نمونهبرداری شده با مقادیر ارزش

بهوسیله تکنیکهای سنجش از دور، از باندهایی که همبستگی بالاتری نسبت به نقاط نمونهبرداری دارند، جهت شرکت در مدل استفاده گردید. از روش رگرسیونی حذف پسرو جهت انتخاب مدلی که دارای ضریب همبستگی، ضریب تبیین (<sup>2</sup>R) و همچنین ضریب تعیین تعدیل شده بالاتری بود، استفاده به عمل ضریب تعیین تعدیل شده بالاتری بود، استفاده به عمل آمد. جهت اعتبارسنجی مدل تعیین شده، ۲۵ نقطه آمد. جهت اعتبارسنجی مدل تعیین شده، ۲۵ نقطه آنها در آزمایشگاه اندازه گیری شد. سپس با استفاده از روابط آماری ۱ و ۲، مقادیر میانگین قدر مطلق خطا (MAE)، ریشه میانگین معادیر میانگین قدر مطلق خطا ضریب همبستگی (R) میزان دقت مدل محاسبه گردید.

$$MAE = \frac{1}{n} \sum_{1}^{n} \left| Z_{xi} - Z_{xi}^{*} \right|$$
 (1)

$$RMSE = \sqrt{\frac{1}{n} \sum_{1}^{n} [Z_{xi} - Z_{xi}^{*}]^{2}}$$
(Y)

که در آن،  $Z_{xi}$  مقادیر واقعی،  $Z_{xi}^*$  مفادیر تخمینی و n تعداد نمونهها با استفاده از روشهای آماری طبقهبندی نظارتشده و به کمک نقاط نمونهبرداری (نمونههای تعلیمی) اقدام به تهیه نقشههای شوری حاک گردید. در پژوهش حاضر از متداولترین و دقیقترین این روشها یعنی حداکثر احتمال (۵) و

جدول ۳- خصوصیات آماری شوری (EC) منطقه (ds/m). Table 3. Statistical characteristics of EC in the region (ds / m).

میانگین	میانه	انحراف معیار	کشیدگی	چولگی	حداقل	حداکثر	تعداد	خصوصیات آماری
Average	Middle	Standard deviation	Strain	Skewness	Minimum	Maximum	Number	Statistical properties
20.44	19	11.80	1.42	0.90	2	61	59	هدایت الکتریکی EC ds/m

همچنین روش حداقل فاصله از میانگین استفاده گردید. پس از تهیه نقشهها، ارزیابی صحت طبقهبندی بهمنظور برآورد صحت و سطح اطمینان نتایج و همچنین مقایسه روشهای مختلف طبقهبندی با یکدیگر انجام پذیرفت (۲۰). سپس بهمنظور افزایش کیفیت و دقت طبقهبندی یا آمادهسازی نتایج بهمنظور نزدیک شدن به شکل نهایی، پسپردازهای طبقهبندی بر روی نتایج طبقهبندی اعمال گردید (۳۰، ۲۰) و در نهایت صحت نقشههای تولیدشده به روش مدلسازی و طبقهبندی نظارت شده مورد بررسی و تجزیه و تحلیل قرار گرفت.

## نتايج

ابتدا نرمال بودن دادههای EC با استفاده از آزمون کولموگروف- اسمیرنوف، مورد بررسی قرار گرفت که معادل ۲۰/۶٪ شد، این میزان نشاندهنده نرمال بودن این دادههاست. خصوصیات آماری این دادهها در جدول ۳ نشان داده شده است. جدولهای ٤ و ٥ بهترتیب نتایج بهدست آمده از ضرایب همبستگی بین مقادیر شوری خاک با باندهای ASTER و ASTER+ ایشان داده و نتایج بهدست آمده از ایجاد روابط روش حذف پسرونده در جدولهای ٦ و ۷ و نتایج مربوط به آزمون معنیدار بودن بهترین مدل در جدول ۸ آورده شده است.

نشریه پژوهش های حفاظت آب و خاک جلد (۲۳)، شماره (۵) ۱۳۹۰
---

		.ASTEI	رای دادههای R	مورد بررسی ب	ی متغیرہای	ایب همبستگ	ول ٤- ضر	جد		
		Table 4.	Correlation	coefficients	of the vari	ables for A	ASTER d	lata.		
Band9	Band8	Band7	Band6	Band5	Band4	Band	l3 Ba	ind2	Band1	Band
-0.590	-0.603	-0.578	-0.544	-0.746	-0.694	-0.63	9 -0.	.344	-0.295	EC
			صوير ASTER	یک از PCA ت	شوري با هر	، ھمبستگی	ضرايب			
		Correla	ation coefficie	ents of salini	ty with eac	h PCA AS	TER imag	ge		
PCA 9	PCA 8	PCA7	PCA6	PCA5	PCA4	PCA	3 PC	CA2	PCA1	PCA
-0.264	0.250	-0.125	0.429	0.606	0.492	0.27	2 0.	298	-0.172	EC
		ASTER	سلدكپ تصوير	فەھاى تبديل ت	هر يک از مؤ	لى شورى با	بب همبستگ	ضراب		
Corr	elation coe	fficients of	salinity with	each compor	ents of tas	seled cap t	ransforma	tion of	ASTER	image
			Green	mess	W	etness		Bright	iness	Index
			-0.1	03	-	0.164		-0.0	79	EC
		.+ETM	بر ای دادههای ]	مورد بررسی	یی متغیر ہای	ایب همبستگ	ول ٥- ضر	جد		
		Table 5	Correlation	<u>coefficient</u>	s of the va	riables for	ETM da	ita.		
			های ETM	هر یک از باند	گی شوری با	ىرايب ھمبست	ò			
			Correlation c	oefficients o	f salinity w	rith ETM b	ands			
		Band6	Band5	Ban	d4 E	Band3	Band2	Ba	nd1	Band
		-0.607	0.589	0.43	51 (	).476	-0.467	-0.	321	EC
			تصوير ETM	یک از PCA	، شوري با هر	ب ھمبستگی	ضراي			
		Correla	ation coefficie	ents of salini	ty with eac	h PCA of l	ETM imag	ge		
		PCA6	PCA5	PC	A4 I	PCA3	PCA2	PC	CA1	PCA
		-0.593	-0.513	-0.4	05 -	0.117	0.356	0.	245	EC
			ىاخصھا	با هر یک از ش	ستگی شوری	ضرايب همب				
		Cor	relation coeff	icient of sali	nity with th	ne extracte	d indices			
		MSI	Salinity	3 Salin	ity2 Sa	linity1	BI	NI	DSI	Index
		0.180	-0.407	0.70	)9 (	.456	0.289	0.2	245	EC
		ETM ,	تسلدكپ تصوي	ۇلفەھاي تبديل	ا هر یک از م	گی شوری ب	ايب همبست	ضر		
Co	rrelation co	efficients of	f salinity with	each compo	onents of ta	sseled cap	transform	nation of	of ETM ir	nage
			Greenne	SS	Wetness		Brig	ghtness		Index
			-0.401		-0.322		-0	0.271		EC
	E	و ماتيک +TM		SWIR فيو ژن ث	، از باندهای	ری با هر یک	مىسىتگى شو	ایب هم	ض	
(	Correlation	coefficients	of salinity w	ith the fusio	n SWIR ba	nds by the	panchron	natic ba	and of ET	М
		FuseB9	FuseB	3 Fuse	B7 Fu	iseB6	FuseB5	Fus	eB4	Fuse
		-0.564	0.315	0.42	27 -(	).349	-0.721	0.3	376	EC

	يب تشكيس مدان الل	جلاون ، خبر		
 Table 6	. Coefficients of determina	tion for the EC m	odels.	
خطاي معيار برآورد	ضريب تعيين تعديل شده	ضريب تعيين	ھمبستگی	مدل
Std. Error of the Estimate	Adjusted R Square	R Square	R	Model
9.73224	0.493	0.603	0.776	1
9.56919	0.510	0.603	0.776	2
9.45500	0.522	0.599	0.774	3
9.45165	0.522	0.587	0.766	4
9.44098	0.523	0.575	0.758	5
9.44043	0.523	0.562	0.750	6

جدول ٦- ضرایب تشخیص مدل های EC.

جدول ۷- تجزیه واریانس مدلهای EC.

	Table 7. Analysis of variance for the EC models.								
سطح معنىدارى	آماره F	ميانگين مربعات	درجه آزادی	جمع مربعات	مدل				
Sig.	F	Mean Square	df	Sum of Squares	Model				
0.000	5 505	521 367	8	4170.938	ر گرسيون				
0.000	5.505	521.507	0		Regression				
		94 716	29	2746.777	باقىماندە	1			
		94.710	29	27.00.777	Residuals	1			
			37	715 6917	کل				
			51	115.0917	All				
0.000	6 507	595 805	7	635 4170	ر گرسيون				
0.000	0.507	575.005	,	055.4170	Regression				
		91 569	30	079 2747	باقىماندە	2			
		71.507	50	019.2141	Residuals	-			
			37	715 6917	کل				
			5,	, 10.0317	All				
0.000	7 730	691 068	6	407 4146	ر گرسيون				
0.000	1.100	071.000	0	10,	Regression				
		89 397	31	308 2771	باقىماندە	3			
		07.577	51	500.2771	Residuals				
			37	715.6917	کل				
				,	All				
0.000	9.087	811.807	5	034.4059	ر گرسيون				
					Regression				
		89.334	32	681,2858	باقىماندە	4			
					Residuals				
			37	715.6917	کل				
					All				
0.000	11.153	994.89	4	356.3976	ر گرسيون				
					Regression				
		89.132	33	358.2941	باقىماندە	5			
					Residuals				
			37	715.6917	کل				
					All				
0.000	14.540	1215.859	3	577.3887	ر گرسيون				
					Regression				
		89.122	34	138.3033	باقىماندە	6			
					Residuals				
			37	715.6917	کل				
					All				

نشریه پژوهش های حفاظت آب و خاک جلد (۲۳)، شماره (۵) ۱۳۹۰

	جدول ۸- ضرایب رابطه رگرسیونی و آزمون معنیدار بودن مدل. Table 8. Regression coefficients and significance test model.							
سطح معنیداری The significance level	ضرایب ثابت ضرایب استانداردنشده ضرایب استانداردشده آماره T سطح معنی داری ne significance level T Standardized coefficients Not standardized coefficients Constants							
		Beta	Std. Error	В				
0.000	2.508		30.078	75.447	(Constant)			
0.000	2.138	0.364	0.223	0.476	Fuse5			
0.000	-3.716	-0.618	0.260	-0.966	Band8			
0.000	4.857	0.572	0.113	0.549	Salinity2			

بهترین مدل، با استفاده از نتایج آزمایشگاهی مولفه C ۲۵ نمونه شاهد، میزان دقت این مدل اعتبارسنجی و مقادیر MAE و RMSE و ضریب همبستگی بین مقادیر واقعی و تخمینی شوری محاسبه (جدول ۹) و تست نرمالیته باقیمانده مدل (شکل ۳) نیز محاسبه گردید. در نهایت با استفاده از مدل ارائه شده نقشه شوری خاک منطقه تهیه و در ۵ کلاس ٤-۰، ۸-٤، ا

بر اساس جداول مذکور مدل ۲ بهعنوان بهترین مدل جهت تعیین شوری خاک در منطقه مطالعاتی مشخص گردید:

EC: 75.447 + 0.476 Fuseb5 - 0.966 B8 + 0.549 Salinity2

که در آن، EC شوری خاک بر حسب ds/m، Fuseb5 مؤلفه بهدست آمده از ادغام باند ۵ استر با باند پانکروماتیک ETM، B8 باند ۸ استر و Salinity2 شاخص شوری میباشد. پس از تعیین

جدول ۹– معیارهای اعتبارسنجی بهترین مدل با استفاده از ۲۵ نمونه شاهد. Table 9. Criteria of model validation using control samples.							
162.65	165.1	0.81	مدل برآوردشدہ The estimated model				



شكل ٣- تست نرماليته باقىمانده مدل.

Figure 3. Residual normality test for the selected model.

روش دیگری که در پژوهش حاضر جهت تهیه نقشه شوری منطقه مورد استفاده قرار گرفت، استفاده از طبقهبندی نظارت شده با دو روش حداکثر احتمال و حداقل فاصله از میانگین میباشد. بر این اساس نقشه شوری منطقه به کمک ۳۵ نقطه نمونهبرداری در کلاسهای متفاوت پس از اعمال فیلتر میانگین ۳\*۳ تهیه گردید (شکل ۵). با ارزیابی صحت

نقشههای تولیدی بر اساس ماتریس خطا با استفاده از ۲۵ نمونه شاهد از روش پیکسل به پیکسل، دقت هر یک از کلاسهای شوری (صحت کاربر، تولیدکننده و کل) و همچنین دقت کلی طبقهبندی با میزان ضریب کاپا مربوط به هر یک از کلاسهای شوری و ضریب کاپای کل محاسبه گردید (جدولهای ۱۰ و ۱۱).



شکل ٤- نقشه شوری منطقه با استفاده از بهترین مدل. Figure 4. Salinity Map using the best model.



شکل ۵– نقشه شوری منطقه با استفاده از روش های طبقهبندی نظارتشده. Figure 5. Salinity map using supervised classification techniques.

Tabl	e 10. Evaluation of sa	linity map using error	r matrix with maximu	m likelihood me	ethod.
صحت كاربر	صحت توليدكننده	تعداد صحيح	مجموع طبقهبندي	مجموع كلاس	نام كلاس
User Accuracy	Producer Accuracy	The correct number	Total classification	Total class	Name of class
66.66 (%)	100 (%)	4	6	4	0-4
85.71 (%)	100 (%)	6	7	6	4-8
66.66 (%)	50 (%)	2	3	4	8-16
100 (%)	80 (%)	4	4	5	16-32
100 (%)	83.33 (%)	5	5	6	32-64
		21	25	25	کل
		21	25	20	Total
		کل (Total accuracy)	84% = صحت ً		
	(The	e entire Kappa coefficient)	0.7019 = ضریب کاپای کل		

جدول ۱۰ – ارزیابی صحت نقشه شوری با ماتریس خطا به روش حداکثر احتمال.

جدول ۱۱– ارزیابی صحت نقشه شوری منطقه با ماتریس خطا به روش حداقل فاصله از میانگین.

Table 11. Evaluation of samity map using error matrix with the minimum distance.					
صحت كاربر	صحت توليدكننده	تعداد صحيح	مجموع طبقهبندي	مجموع كلاس	نام كلاس
User Accuracy	Producer Accuracy	The correct number	Total classification	Total class	Name of class
60 (%)	75 (%)	3	5	4	0-4
75 (%)	50 (%)	3	4	6	4-8
100 (%)	75 (%)	3	3	4	8-16
71.42 (%)	100 (%)	5	7	5	16-32
83.33 (%)	83.33 (%)	5	6	6	32-64
		19	25	25	کل
					Total
		(Total accuracy)	76% = صحت کل		
	کل	The entire I) ضریب کاپای	Kappa coefficient) = 0.64	31	

Table 11 Evaluation of salinity man using error matrix with the minimum distance

بحث

تهیه نقشه از شوری خاک کار بسیار پیچیدهای است زیرا خصوصیات فیزیکی و شیمیایی و همچنین رطوبت، ماده آلی و زبری سطحی خاک در رنگ خاک تأثیرگذار بوده که در نهایت منجر به تغییر بازتابها از سطح خاک میشوند (۲۳). نتایج پژوهش حاضر نشان داد که بهترین مدل جهت تعیین میزان شوری منطقه شامل باند ۸ سنجنده استر (با توجه دلیل بالاتر بودن مقدار f و پایین تر بودن میزان خطای استاندارد)، مولفه بهدست آمده از ادغام مقادیر باند ٥ استر با باند پانکروماتیک +ETM (FuseB5)، به همراه مقادیر شاخص شورى (Salinity2) مىباشد. بررسى جدولهای ٤ و ٥ نشان داد که گرچه مقادیر ضریب همبستگی در تمامی مدلها نزدیک به هم میباشد اما بهدلیل بالاتر بودن مقدار f و پایین تر بودن میزان خطای استاندارد در مدل ٦، بنابراین این مدل به عنوان بهترین مدل جهت تهیه نقشه شوری خاک انتخاب می گردد.

نتایج پژوهشهای تاجگردان و همکاران (۲۰۰۸) نشان داد که مؤلفه حاصل از ادغام باند ٤ با باند پانکروماتیک سنجنده +ETM رابطه قوی با EC منطقه دارد (۳۳). باند ٤ سنجنده +ETM در محدوده طیفی باند ۳ سنجنده ASTER قرار دارد. همچنین نتایج پژوهشهای فرناندس بوسس و همکاران (۲۰۰٦) نشان داد که شاخص (COSRI) که از پوشش گیاهی و خاک لخت با شاخص NDVI ((b1+ b2) / (b3 + b4) \* ndvi) محاسبه شده ((b1+ b2) / (b3 + b4)ارتباط قوی با نقشههای شوری و قلیائیت منطقه دارند (۲۱). دوآیی و همکاران (۲۰۰٦) در پژوهشهای خود به این نتیجه رسیدند که در میان شاخص های خاک و پوشش گیاهی که بهکار بردند شاخص های Salinityl، Salinity2 و Salinity3 ارتباط زیادی با شوری منطقه دارند. در پژوهش حاضر نیز، این شاخصها بیشترین ارتباط را با شوری منطقه دارند (۱۷). نتایج

پژوهش عبدینام (۲۰۰٤) با تصاویر +ETM در دشت قزوین نشان داد که بین ارقام شوری خاک منطقه با ارقام رقومی باند ۷ این سنجنده همبستگی بالایی وجود دارد (۳) و بر اساس آن نقشه شوری منطقه را با دقت ۸٦٪ تهیه نمود. باند ۷ تصاویر +ETM در محدوده طیفی باند ۵، ۲، ۷ و ۸ سنجنده ASTER منطبق میباشد که در نتایج این پژوهش نیز، ارتباط باندهای ٥ و ٨ با شوری منطقه به اثبات رسیده است. نتایج پژوهشهای دشتکیان و همکاران (۲۰۰۸) نشان داد که شاخص های شوری BI و NDSI نتوانستند شوری منطقه را نمایش دهند (۱۳) و در پژوهش حاضر نیز این شاخصها، شوری منطقه را نمایش ندادند. ولی آنها با باندهای ۱، ۲ و ۳ تصاویر +ETM، نقشه شوری منطقه را با دقت مطلوب تهیه کردند اما در پژوهش حاضر ارتباط چندانی بین شوری و این محدوده از طیف الکترومغناطیس وجود ندارد.

با نگاهی به نقشه زمینشناسی منطقه، مناطق با برونزدگیهای سنگی و واحدهای سنگی آذرین که اراضی غیرشور را در بر میگیرند، منطبق با طبقه با شوری کم در نقشه ایجاد شده از مدل میباشند. مناطق با شوری ۸–٤ و ۱۲–۸ دسیزیمنس بر متر را بیشتر اراضی آبرفتی و مخروطافکنه تشکیل میدهد که در بعضی موارد بهعلت اختلال بازتابهای انعکاسی با عواملی همچون سنگفرش بیابان و پوشش گیاهی، این میزان از شوری در این گونه مناطق، با واقعیت زمینی همخوانی ندارد. در تشخیص خاکهای شور، حضور پوشش گیاهی یا دیگر ویژگیهای سطحی ممکن است باعث اختلالات طيفی با توجه به خواص بازتاب نمک شود (۲۸). اما محدوده های با شوری ۲۵–۳۲ دسیزیمنس بر متر که در قسمتهای مرکزی و جنوبشرق و غربی منطقه دیده میشوند مربوط به سازندهای گچدار موجود در منطقه می باشند که در نقشه بهدست آمده از مدل این

مسأله، بهخوبی نمایش داده است. در کل با توجه به جدول ۱، میانگین شوری تمام نقاط نمونهبرداری شده از منطقه عدد ۲۰ را نشان میدهد پس بخش اعظم منطقه دارای شوری کمتر از ۲۰ میباشد که این مسأله نیز در نقشه بهدست آمده از بهترین مدل بهخوبی نمایان است.

الگوريتم طبقهبندي نظارت شده با روشهاي حداکثر احتمال و حداقل فاصله توسط پژوهشگران زیادی جهت کاربردهای مختلف استفاده شده است. نائیجنوری (۲۰۰۱) نقشه اراضی شور و گچی منطقه دشت کاشان را با الگوریتم حداکثر احتمال با دقت کلی بهترتیب ۷۷/۲۷٪ و ۵۸/۱۹٪ تهیه نموده است (۲۹). بر اساس جدول ۸ با استفاده از روش حداکثر احتمال، کلاسهای شوری ۳۲-۱۶ و ۲۵-۳۲ دسیزیمنس بر متر منطقه مورد مطالعه با صحت بیشتری از دیگر کلاسها طبقهبندی گردیدهاند و در نهایت نقشه شوری منطقه با دقت کل ۸٤/۰۰ و با ضریب کاپای ۷۰۱۹ به روش حداکثر احتمال و از طریق روش حداقل فاصله از میانگین با دثت کل ۷۶٪ و با ضریب کاپای ۲۶۳۱ تهیه گردید. بر اساس جدول ۹، با استفاده از روش حداقل فاصله از میانگین، کلاس شوری ۱۹–۸ دسیزیمنس بر متر منطقه با صحت بیش تری از دیگر کلاس ها طبقهبندی گردیده است.

# نتيجه گيرى

در مقایسه دو روش طبقهبندی نظارتشده در پژوهش حاضر، روش حداکثر احتمال از دقت نسبی بهتری نسبت به روش حداقل فاصله از میانگین برخوردار است. فتاحی و همکاران (۲۰۰۷) بالاترین دقت بهدست آمده در میان سه روش طبقهبندی نظارتشده حداکثر احتمال، حداقل فاصله از میانگین و جعبهای، جهت تهیه نقشه کاربری اراضی مربوط به

روش حداکثر احتمال و با دقت کلی ۷۱/۹۵٪ و ضریب کاپای ۷/۲۰ گزارش کردهاند (۱۹). اما بهترین نتیجه و بالاترین دقت را در میان روشهای موجود، روش هیبرید با دقت کلی ۲۶/۲۷٪ و ضریب کاپای ۲۰/۲ گزارش نمودهاند. همچنین به نقل از ایشان، دمورایت (۱۹۹۸) بالاترین دقت را مربوط به استفاده از روش حداکثر احتمال جهت تهیه نقشه پوشش اراضی و با دقت کلی ۸۰٪ گزارش کرده است (۱۱).

در مقایسه روش حداکثر احتمال و روش مدلسازی جهت تهیه نقشه شوری خاک، ضمن این نکته که هر دو روش تا حدودی میتوانند مناسب باشند اما با توجه به نتایج ارائه شده مربوط به روش مدلسازی، این روش دارای دقت بالاتری میباشد. جهت ایجاد بهترین مدل از ٤٨ مؤلفه استفاده بهعمل آمد. در بین مؤلفههای بهدست آمده از شاخصهای شوری، مؤلفه Salinity1 و پس از آن مؤلفههای Salinity1 و Salinity3 بیشترین ارتباط را با شوری منطقه دارند. در مقایسه نقشه شوری بهدست آمده از بهترین مدل با نقشه شوری بهدست آمده از شاخص Salinity2 متوجه میشویم که شباهتهای زیادی باهم دارند با این تفاوت که نقشه بهترین مدل دارای دقت بالاتری است. شاخص Salinity2 از دخالت سه باند ۱، ۲ و۳ ASTER بەدست آمدە ولى شاخص هاى ASTER و Salinity3 از دخالت ۲ باند تشکیل شدهاند. احتمال میرود دخالت باند ۳ با دو باند دیگر باعث افزایش ارتباط این شاخص با شوری منطقه در مقایسه با دو شاخص دیگر شده است. همانطور که باند ۳ بیشترین همبستگی را با شوری منطقه در مقایسه با دو باند ۱ و ۲ محدوده طیف مرئی در این پژوهش دارد. بنابراین جهت تشخیص خاکهای شور، این بخش از طيف الكترومغناطيس شامل (٥٢/٠-٨٦/٠، ۲/۱۲۵ - ۲/۱۸۵، ۲/۲۹۵ - ۲/۳۵۵ میکرومتر) می تواند مفید باشد. پژوهش های سیلاگ و همکاران (۱۹۹۳) از آنجا که در بررسی فاکتور شوری خاک با استفاده از دادههای سنجش از دور، احتیاج به تصویر همزمان با تاریخ نمونهبرداری است ولی به عللی تهیه تصویر مقدور نبود، بنابراین میتوان یکی از دلایل کاهش صحت نقشه شوری در روشهای طبقهبندی نظارتشده (حداکثر احتمال و حداقل از میانگین) را تفاوت زمانی بین ثبت دادههای ماهوارهای با تاریخ نمونهبرداری در منطقه مطالعاتی دانست. اما ذکر این نکته ضروری است که زمان نمونهبرداری از لحاظ ماه نکته ضروری است که زمان نمونهبرداری از لحاظ ماه مطابقت دارد ولی به علت در دسترس نبودن تصاویر بروزتر، شش سال بین زمان مطالعات میدانی و ثبت دادههای ماهوارهای تفاوت وجود دارد. نیز نشان داد که ۵ دامنه طیفی از امواج الکترومغناطیسی شامل (۰/۵۰–۷/۷۰ ، ۰/۰۰–۱/۹۲ میکرومتر) در ۱/۹٤–۲/۱۵ ، ۲/۱۵–۲/۱۵ ، ۲/۲۲–۲/۱۰ میکرومتر) در تشخیص خاکهای شور بسیار مفید میباشند (۱۱). که این محدوده با محدوده طیفی مورد تشخیص در پژوهش حاضر نیز همخوانی دارد. بنابراین پیشنهاد میگردد که در مطالعات آتی با تعدیل کردن شاخصهای شوری که تاکنون در این محدوده از طیف شاخصهای شوری که تاکنون در این محدوده از طیف معرفی گردد. شایعترین تکنیکهای مورد استفاده برای شاخصهای شوری، محاسبه شاخصهای مختلف و نسبت گیری طیفی با استفاده از محدوده باندهای مرئی و مادون قرمز میباشد (۱۵).

#### منابع

- Abbas, A., Khan, S., Hussain, N., Hanjra, M.A., and Akbar, S. 2013. Characterizing soil salinity in irrigated agriculture using a remote sensing approach. Physics and Chemistry of the Earth. 55-57: 43-52.
- 2.Abdolfattah, M.A., Shahid, SH.A., and Othman, Y.A. 2009. Soil Salinity Mapping Model Developed Using RS and GIS – A Case Study from Abu Dhabi, United Arab Emirates. Europ. J. Sci. Res. 26: 3. 342-351.
- 3.AbdiNam, A. 2004. Evaluation of soil salinity maps using satellite data to establish the correlation between soil salinity values in Qazvin. Research and reconstruction in agriculture and horticulture. 64: 33-38. (In Persian)
- 4.Abrams, M., Hook, S., and Ramachandran, B. 2002. ASTER User Handbook. Version 2. Jet Propulsion Laboratory-NASA/California Institute of Technology, Pasadena (CA), USA. (12).
- 5. Alavi Panah, S.K. 2006. Application of remote sensing in geosciences (earth sciences). Tehran University Press, 478p. (In Persian)
- 6.Al-Khudhairy, D.H.A., Leemhuis, C., Hoffmann, V., Sheperd, I.M., Calaon, R., Thompson, J.R., Gavin, H., Gasca-Tucker, D.L., Zalidis, G., Bilas, G., and Papadimos, D. 2002. Monitoring wetland ditchwater levels using LandsatTMand ground-based measurements. Photogrammetric Engineering & Remote Sensing. 68: 809-818.
- 7.ASTERWEB. 2008. ASTER: Advanced Spaceborne Thermal Emission and Reflection Radiometer web page. Jet Propulsion Laboratory-NASA. URL: http://asterweb.jpl. nasa.gov/ (Last access 8 September 2009).
- 8.Bahtti, A.U., Mulla, D.J., and Frazier, B.E. 1991. Estimation of soil properties and wheat yields on complex eroded hills using geostatistics and thematic mapper images. Remote Sensing of Environment. 37: 3. 181-191.
- 9.Ben-Dor, E. 2002. Quantitative remote sensing of soil properties. Adv. Agron. 75: 173-243.
- Castañeda, C., Herrero, J., and Casterad, M.A. 2005. Landsat monitoring of playa-lakes in the Spanish Monegros desert. J. Arid Environ. 63: 479-516.

- 11.Csillag, F., Pásztor, L., and Biehl, L. 1993. Spectral band selection for the characterization of salinity status of soils. Remote Sensing of Environment. 43: 231-242.
- 12.Dadresi, A., Yamani, M., Pakparvar, M., and Davarzani, Z. 2006. To assess changes in soil salinity using data from remote sensing and GIS in the hot and dry south-eastern city of Sabzevar. J. Geograph. Dev. 7: 173-184. (In Persian)
- 13.Dashtakiyan, K., Pakparvar, M., and Abdollahi, J. 2008. Methods of soil salinity maps using Landsat satellite data in Marvast. J. Range Des. Res. 15: 2. 31. 139-157. (In Persian)
- 14.Dehaan, R., and Taylor, G.R. 2003. Image-derived spectral endmembers as indicators of salinization. Int. J. Rem. Sens. 24: 4-20. 775-794.
- 15.Dehni, A., and Lounis, M. 2012. Remote Sensing Techniques for Salt Affected Soil Mapping: Application to the Oran Region of Algeria, Procedia Engineering. 33: 188-198.
- 16.Demorate, F. 1998. Land cover mapping estimated in Rondonia, Brazil. Int. J. Rem. Sens. 19: 5. 921-934.
- 17.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.
- Farifteh, J., Farshad, A., and George, R.J. 2006. assessing salt-affected soils using remote sensing, solute modelling, and geophysics. Geoderma. 130: 191-206.
- 19.Fatahi, M.M., Nuroozi, A.A., Abkar, A.A., and Khalkhli, S.A. 2007. Comparison of classification and mapping land use (Landuse) arid areas using satellite imagery. Research and development on natural resources. 76: 122-135. (In Persian)
- 20.Fatemi, S.B., and Rezaee, Y. 2006. Principles of remote sensing. Azadeh publications. 257p. (In Persian)
- 21.Fernandez-Buces, N., Siebe, C., Cram, S., and Palacio, J.L. 2006. Mapping soil salinity using a combined spectral response index for bare soil and vegetation: a case study in the former lake Texcoco, Mexico. J. Arid Environ. 65: 4. 644-667.
- 22.Frazier, B.E., and Cheng, Y. 1989. Remote sensing of soils in eastern palouse region with landsat thematic mapper, Remote Sensing of Environment. 28: 317-325.
- 23.Gutierrez, M., and Johnson, E. 2010. Temporal variations of natural soil salinity in an arid environment using satellite Images. J. South Amer. Earth Sci. 30: 46-57.
- 24.Hick, P.T., and Russell, W.G.R. 1990. Some spectral considerations for remote sensing of soil salinity. Aust. J. Soil Res. 28: 417-431.
- 25.Hunt, G., and Salisbury, J.W. 1976. Visible and near infrared spectra of minerals and rocks: XII. Metamorphic rocks. Mod. Geol. 5: 219-228.
- 26.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 convertion to combat desertification, Trier, Germany, 7-9 sep. 2005.
- 27.Melendez-Pastor, I., Navarro-Pedreño, J., Koch, M., and Gómez, I. 2010. Applying imaging spectroscopy techniques to map saline soils with ASTER images. Geoderma. 158: 55-65.
- 28.Metternicht, G.I., and Zinck, J.A. 2003. Remote sensing of soil salinity: potentials and constraints. Remote Sensing of Environment. 85: 1. 1-20.
- 29. Naeij Noori, R. 2001. Exploring the possibility of land separating the salt and gypsum Kashan plain area using satellite data TM. M.Sc. Thesis, desertification Natural Resources Engineering, Department of Natural Resources, University of Technology. 108p. (In Persian)
- 30.Parma, R. 2008. Comparison capability ETM satellite images and LISS III data type mapping Zagros forests (forests case study: Ghalajeh Kermanshah province). M.Sc. Thesis. Forestry Engineering Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources. 109p. (In Persian)
- 31.Paudyal, K.R., and Erenstein, Q. 2005. Multistakeholder program to accelevate technology adoption to improve rural livelihoods in rainfed eastern Gangetic plains (IFAD TAG634). Annual technical progress report. By: International Maize and wheat improvement center.

- 32.Khan, S., and Abbas, A. 2007. Using Remote Sensing Techniques for Appraisal of Irrigated Soil Salinity. International Congress on Modelling and Simulation. (MODSIM 2007). Modelling and Simulation Society of Australia and New Zealand, Pp: 2632-2638.
- 33.Taj Gordan, T., Ayyobi, Sh., Shataee, Sh., and Khormali, F. 2008. Soil surface salinity maps using remotely sensed data ETM+ (Case study: North Aq Qala, Golestan province). J. Soil Water Cons. (Natural Resources and Agricultural Sciences). 16: 2. 1-81. (In Persian)
- 34.Wright, G.G., and Morrice, J.G. 1997. Landsat TM spectral information to enhance the landcover of Scotland, 1998 Dataest. Int. J. Rem. Sens. 18: 18. 3811-3834.
- 35. Yarbrough, L.D., Easson, G., and Kuszmaul, J.S. 2005. Using At-Sensor Radiance and Reflectance Tasseled Cap Transforms Applied to Change Detection for the ASTER Sensor, presented at IEEE Third International Workshop on the Analysis of Multi-temporal Remote Sensing Images, Beau Rivage, Biloxi, Mississippi, USA, 5p.
- 36.Zinck, J.A. 2001. Monitoring soil salinity from remote sensing data, 1<sup>st</sup> workshop EARSeL special interest group on remote sensing for developing countries, soil and soil salinity, Pp: 357-408.



### Evaluation of modeling methods and supervised classification for mapping soil salinity using ASTER and ETM images

# A.H. Hatefi Ardakani<sup>1</sup>, \*M. Karimi Ahmadabad<sup>2</sup>, M.R. Ekhtesasi<sup>3</sup> and A. Payedar Ardakani<sup>4</sup>

 <sup>1</sup>M.Sc. Graduate, Dept. of Desertification, Semnan University, <sup>2</sup>Assistant Prof., Dept. of Geography, University of Tehran, <sup>3</sup>Professor, Dept. of Watershed Management, University of Yazd,
<sup>4</sup>M.Sc. of Management Desert Areas, Natural Resource Management and Watershed Ardakan (Yazd) Received: 11/30/2015; Accepted: 07/24/2016

#### Abstract

**Background and Objectives:** Identifying the saline soils and preparing digital maps of soil salinity, is an effective step in improving management of saline lands. Since vast areas of Iran are covered by saline soils, so these maps are very important. Soil salinity is one of the stages of land degradation that eventually leads to decrease in soil productivity. Soil salinity could be caused by natural processes or human activities. However, soil salinity is a major environmental hazard. So, providing a soil salinity map for these regions, can improve the level of management. Soil salinity maps are prepared by using satellite images as easy as possible. Considering the difficulty of mapping salinity from satellite data, in this study, two approaches for modeling and classification of soil salinity maps were evaluated. The purpose of this study is to evaluate the modeling method and supervised classification of soil salinity mapping using ASTER and ETM+ images in the East of Semnan plain.

**Materials and Methods:** After site selection and spreading a net over the image of area, we determined the location of sampling points. The soil salinity map was prepared After the following steps: measuring EC of soil samples, geometrical and radiometric modification of satellite data, applying some processing such as principal components analysis, fusion of ASTER multispectral bands with ETM+ panchromatic band, transformation of tasseled cap, filtering, producing the salinity indexes, assessment of spectral, and also using supervised classification method.

**Results:** The salinity map was obtained using modeling method from the eighth band of Aster satellite. The results show that the component that is obtained from integration of an ETM+ panchromatic band and band 5 of ASTER, and a component of salinity index (Salinity2) have a significant relationship. The model validation by the MAE, RMSE and R showed that the selected model has good performance. The accuracy of the salinity map which was produced by Supervised Classification method has been estimated as 84% based on maximum likelihood method and 74% based on minimum distance method. This represents that the accuracy obtained by the above mentioned methods is lower than modeling method for preparing the salinity map.

**Conclusion:** According to the results of the study, adjusting the salinity indicators resulted in obtaining new indicators for mapping soil salinity. A better diagnosis of soil salinity was resulted from the use of band 3 of Aster image. So it can be suggested that a part of the electromagnetic spectrum, including (0.52-0.86, 2.145-2.185 and 2.295-2.365 micrometers) can be useful in mapping soil salinity in different areas.

Keywords: Soil salinity, ASTER, Salinity index, Supervised classification, Semnan plain

<sup>\*</sup> Corresponding Author; Email: mostafakarimi.a@ur.ac.ir