# شناسایی خاکهای شور با تحلیل طیفی دادههای سنجنده III-LISS و دادههای میدانی مطالعه موردی: استان فارس (دریاچه طشک و بختگان)

هادى عبدالعظيمى <sup>((و\*)</sup>، سيدكاظم علوى پناه<sup>۲</sup>، محمدحسين مهديان<sup>۲</sup>،

حمیدرضا متین فر '، ابراهیم پذیرا<sup>۳</sup> و محمدحسن مسیح آبادی ' ۱. دانشجوی دکتری، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم و تحقیقات، تهران ۲. استاد دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، تهران ۳. دانشیار سازمان تحقیقات، آموزش و ترویج کشاورزی، تهران ٤. استادیار گروه مهندسی علوم خاک دانشگاه لرستان، خرم آباد ٥. دانشیار گروه خاکشناسی دانشگاه آزاد اسلامی – تهران ٦. هیأت علمی دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات، تهران

تاریخ دریافت: ۸۹/۲/۵ تاریخ پذیرش: ۸۹/۹/۲۳

#### چکیدہ

با توجه به گسترش وسیع خاکهای شور در ایران و تأثیر شوری آن بر عملکرد محصولات کشاورزی، شناسایی این زمینها از اهمیت زیادی برخوردار است. به منظور شناسایی و تحلیل طیفی طبقات مختلف شوری خاکهای اطراف دریاچه طشک و بختگان، از تصاویر سنجنده LISS-III استفاده گردید. پس از انجام تصحیحات لازم بر روی تصاویر، نمونههای آموزشی و کنترل زمینی انتخاب و نمونههای خاک از عمق ۵-۰ سانتیمتری، جمعآوری و جهت انجام تجزیههای لازم به آزمایشگاه ارسال گردید. سپس به منظور تهیه نقشه پوشش اراضی و شوری، طبقهبندی پیکسل های تصویر با انتخاب رویکردهای مختلف و با الگوریتم حداکثر مشابهت انجام شد. تحلیل نمودارهای دوبعدی و طیفی نشان داد؛ یوستههای نمکی سفیدرنگ در بالاترین بخش خط خاک و پوستههای نمکی تیرهرنگ در بخشهای پائینتر این خط قرار دارند. زبری، ناهمواری و همچنین حضور رطوبت از عوامل مؤثر در کاهش بازتاب پوستههای نمکی منطقه مورد مطالعه شناخته شد و در خاکهای غیر شور نیز زبری حاصل از کلوخههای ناشی از عملیات خاکورزی، از عوامل تأثیرگذار در کاهش انعکاس بود. وجود پوشش گیاهی و کاه و کلش برجای مانده از محصولات، در تشخیص خاکهای شور منطقه مورد مطالعه ایجاد خطا نمود. ارزیابی نتایج دقت طبقهبندی رویکردهای تصویری مختلف، حاکی از آن بود؛ زمانی که از تمام باندهای سنجنده استفاده گردید صحت کل، کاربر و تولیدکننده افزایش یافت. در این تحقیق خاکهای با شوری بیش از ۱۲ دسیزیمنسبرمتر از دقتهای بالاتری برخوردار بودند و وجود تداخل طیفی در خاکهای با شوری ۸-۲ و ۱۳-۸ دسیزیمنسبرمتر منجر به کاهش دقت در این طبقهها شد. ارزیابی نقشه شوری نشان داد که خاکهای با شوری بیش از ۱۶ دسیزیمنسبرمتر، در نزدیکی دریاچه و عمدتا در قسمت جنوب، جنوب غرب و جنوب شرق منطقه مورد مطالعه وجود داشت. در شمال منطقه نیز شوریهای ۸ تا ۱۶ دسیزیمنس برمتر در زمین های کشاورزی، نتیجه شد.

واژههای کلیدی: استان فارس، تحلیل طیفی، دادههای شوری، سنجنده LISS-III

<sup>\*</sup> نویسنده مرتبط

امروزه، محققین در تلاش هستند در راستای پایش نواحی متأثر از شوری، از روشهای متفاوت برای شناسایی و نقشهبرداری این خاکها استفاده کنند. به طور مسلم، صرفهجویی در زمان و هزینه، ضمن در نظر گرفتن دقت نقشههای تولید شده، یکی از مهمترین اهداف این پژوهشگران میباشد.

تحقیقات متعددی در رابطه با تشخیص پارامتر شوری به وسیله تصاویر ماهوارهای انجام شده است. پارامتر مذکور میتواند به طور مستقیم از خاکهای بایر (به دلیل وجود پوستههای نمکی) و یا به صورت غیرمستقیم از نوع پوشش گیاهی، تشخیص داده شود. برای بررسی رابطه بین شوری خاک و بازتابهای آن، چهار باند سنجنده MSS و هفت باند سنجنده TM، در خاکهای کویر مرکزی ایران مورد استفاده قرار گرفته است Alavipanah ملاح از مرکزی ایران مورد استفاده قرار گرفته است des و مایتی جمله پوستههای بیابانی، سطوح سنگریزهای و سطوح فرسایشی، نقش کاهشی در ضریب همبستگی بین شوری خاک و انعکاس دارند.

(2000) (PCA از ترکیب PCA و دادههای فیزیوگرافی برای شناسایی و نقشهبرداری خاکهای شور ازبکستان استفاده نمودند. (2000) ,Garsia et al نقشه حاصل از دادههای زمینی شوری را با نقشه بدست آمده از تصویر ماهواره ایکونوس مورد مقایسه قرار دادند. در نقشه حاصل از تصویر ماهوارهای، نواحی دارای مقادیر شوری زیاد، برآورد بالاتری از شوری را، ارائه نمودند. در نهایت سه کلاس شوری بر اساس هدایت الکتریکی عصاره اشباع، کم (۲/۳-۰ دسی زیمنس برمتر)، متوسط (۸/۵ – ۲/۸ دسی زیمنس برمتر) و زیاد، بیش از ۸/۵ دسی زیمنس برمتر)، تشخیص داده شد.

د Khan et al., (2001) با استفاده از دادههای سنجنده LISS-II . نقشه شوری منطقه فیضل آباد پاکستان، را تهیه نمودند که بهترین نتیجه در فصل خشک (مارچ، آوریل) به دست آمد. در این تحقیق مناطق مسکونی از عوامل مزاحم در تشخیص نواحی متأثر از نمک شناخته شدند.

انعکاس بالای شوری در طیف مرئی و مادون قرمز نزدیک به هم است.(Howari et al., 2002; Everit et al., 1988)این مطالعه نشان داد که سطوح شور دارای پوسته، معمولاً صاف تر از سطوح غیرشور هستند. تحلیل های طیفی نیز مبین آن است که پوستههای نمکی دارای هالیت، در ۱۸۳۲، ۱۸۵۱، ۱۹۸۸، ۲۲۲۹ نانومتر جذب مشخصی دارند.(2002 ...۱۹ Howari et al) همچنین، برخی مطالعات محدودههای ۱۰۰۰، ۱۵۰۰، ۱۹۰۰، ۲۲۰۰، ۲۳۰۰ نانومتر را برای تشخیص املاح مفید دانسته اند (۲۰۰۹، ۲۵۵۶). روند تغییرات شوری با استفاده از تصویر سنجنده ۲۲

در طی ۱۳ سال (۲۰۰۰–۱۹۸۷) مورد مطالعه قرار گرفت

(Masoud and Koike, 2006). در این مطالعه دقت طبقهبندی براساس حداکثر احتمال، ۸۷/٤٥ درصد به دست آمد. نتایج نشان داد، ٤٧/٩٦ کيلومترمربع از اراضي در طول اين سالها شور شده و ۷/۸ کیلومترمربع از نواحی تحت کشت، دچار نابودی شدهاند. در تحقیقی، حضور و فراوانی املاح موجود در خاک را با استفاده از فناوری اسیکتروسکویی، مورد مطالعه قرار گرفت (Farifteh) et al., 2008). در این تحقیق از محلول های کلرید منیزیم، کلرور سديم، كلروپتاسيم، سولفات پتاسيم، سولفات منيزيم و سولفات سديم استفاده شد. در بين املاح مورد بررسي، كلريد منيزيم و سولفات منيزيم با بالاترين دقت تخمين زده شدند. در مورد كلرور سديم نيز، تخمين شوري خاک دقت قابل قبولي (٦٥/٠= ضريب تبيين) را ارائه نمود. پژوهشگرانی نظیر ,(2002) Martinez-Rioss Dobos et al., (2001) ،Zinck (2000) و ملوى پناه (۱۳۸۲) و متینفر (۱۳۸٤) هم نشان دادند که برای بهبود نتایج طبقهبندی دادههای طیفی، دخالت اطلاعات جانبی مانند مدل رقومی ارتفاع ؓ و نقشه شیب می تواند نقش به سزایی داشته باشد.

با توجه به گسترش وسیع خاکهای شور در ایران و تأثیر شوری آنها بر عملکرد محصولات، شناسایی و پایش مکرر این زمینها ضروری میباشد. بدیهی است، به منظور آگاهی از وضعیت تغییرپذیری مکانی، بسته به وسعت این نوع خاکها، نمونههای زیادی نیاز میباشد که مستلزم صرف زمان و هزینه زیاد است. یکی از ابزارهای مؤثر در زمینه مطالعات پدیدههای محیط زیست و از جمله شوری خاک سطحی، استفاده از فناوریهای دورسنجی و بهرهگیری از دادههای ماهوارهای است که در کاهش هزینهها نقش به سزایی دارد. در پژوهش حاضر، با استفاده از دادههای سنجنده III-LISS، اهداف ذیل در عمق ٥-۰ سانتی متر خاکهای اطراف دریاچه طشک و بختگان دنبال گردید؛

• جداسازی سطوح مختلف شوری و شناسایی مناطق پرخطر

ارزیابی نقش شاخص روشنایی<sup>3</sup>، تجزیه مؤلفههای اصلی
 و بهترین ترکیب باندی<sup>6</sup> در افزایش دقت نقشهها و کلاسهای
 شوری طبقهبندیشده

# مواد و روشها تشریح وضعیت عمومی منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه (شکل ۱) دارای وسعتی در حدود ۸۰، هکتار است که در بین طولهای جغرافیایی ۵۳ درجه و ۱ دقیقه تا ۵۳ درجه و ۲۵ دقیقه شرقی و عرضهای جغرافیایی ۲۹ درجه و ۳۹ دقیقه تا ۲۹ درجه و ٤٤ دقیقه شمالی در نزدیکی شهرستان ارسنجان (شمال شرق استان فارس)، مجاور دریاچه طشک و بختگان، قرار دارد. ارتفاع از سطح دریای این منطقه از ۱۹۹۷ تا ۱۵۵۷ متر متغیر است. میانگین بارندگی سالیانه منطقه مورد مطالعه ۳۳۰ میلی متر، میانگین دمای سالیانه ۲۸/ درجه

3. Digital Elevation Model

<sup>1.</sup> Principle Component Analysis

<sup>2.</sup> Thematic Mapper

<sup>4.</sup> Brightness Index

<sup>5.</sup> Optimum Index Factor (OIF)

سانتیگراد و رژیم رطوبتی و حرارتی خاک به ترتیب زریک<sup>۱</sup> و ترمیک<sup>۲</sup> میباشد (حسنشاهی، ۱۳۷۰). مهمترین محصولات محدوده مورد مطالعه، جو، گندم و یونجه میباشد و در حاشیه کوهها نیز درختان انار و انگور وجود دارند.

# پردازش تصویر ماهوارهای

تصویر مورد استفاده در این تحقیق شامل اطلاعات رقومی چهار باند سنجنده IRS-PG مستقر بر ماهواره IRS-P6 (به تاریخ ۸ مرداد ماه ۱۳۸٦) میباشد. سنجنده IISS-III دارای چهار باند در محدوده طیفی ۲۰/۹–۲۰/۰(سبز)، ۲۸/۰–۲۲/۰(قرمز)، ۷۷/۰–۲۸/۰ (مادون قرمز نزدیک) و ۲۵/۵–۱/۷ میکرون (مادون قرمز میانی) با قدرت تفکیکی مکانی ۲۳/۵ متر بوده که عرض تصویربرداری آن ۱٤۰ کیلومتر میباشد. معمولاً تصاویر رقومی دارای انحرافهایی هستند، به طوری که این گونه تصاویر نمی توانند به عنوان نقشه مورد استفاده قرار گیرند (علوی یناه، ۱۳۸۲).

در این تحقیق از تصحیح هندسی<sup>۳</sup> برای جبران انحراف ها استفاده شد، به نحوی که تصویر تصحیح شده قابلیت انطباق با نقشه راه ها را پیدا نمود. بدین منظور در نرم افزار ایلویس نقشه راه های محدوده مورد مطالعه با تصویر رنگی مجازی ۲-۳-٤ هم پوشانی داده شد و مشخص گردید که انطباق لازم بین تصویر و نقشه وجود ندارد. با استفاده از GPS و با حضور در منطقه، مختصات ۲۲ نقطه (تقاطع جاده های فرعی با اصلی، میادین و پیچ جاده ها) به عنوان نقاط کنترل

زمینی<sup><sup>3</sup></sup>، برداشت گردید. تمامی دادههای برداشت شده به صورت فایل نقطهای و با سیستم مختصات متریک به نرمافزار ایلویس وارد شد. ضمن در نظر گرفتن پراکنش مناسب نقاط، زمین مرجع نمودن تصویر<sup>°</sup> با استفاده از روش Second Order Bilinear، با ۹ نقطه کنترلی انجام گردید. در این روش، سیگمای<sup>۲</sup> ۰/۱٦٥ نتیجه شد.

# تعیین نمونه های آموزشی و آزمایشی

ابتدا به کمک شاخص بهترین ترکیب باندی (OIF) و ایجاد تصاویر رنگی متعدد، بهترین ترکیب رنگی (٤-٣-٢) که پدیدهها را با حداکثر وضوح نمایش می داد انتخاب گردید. سپس بر روی این تصویر، واحدهای فتومورفیک شناسایی و تفکیک شد. این واحدها به عنوان نواحی آموزشی (شکل ۲)، به منظور نمونه گیری از پیکسل ها و سپس طبقهبندی رقومی، استفاده گردید. در حین نمونهبرداری از پیکسل ها، تعداد نمونه (جدول-٤)، نمودارهای توجه قرار گرفت. انتخاب نمونههای آزمایشی نیز در واحدهای فتومورفیک شناسایی شده انجام شد. سپس نمونه خاکهای شوری عصاره اشباع، به آزمایشگاه ارسال گردید. در رابطه با پوستههای نمکی و برخی نمونهها، نسبت جذبی سدیم، آهک، گچ و سیلت نیز اندازه گیری شد.



شکل ۱- محدوده مورد مطالعه

- 1. Xeric
- 2. Thermic
- 3. Geometric Correction
- Ground Control Points
  Image Georeferencing
- 6. Root Mean Sqaure Error (RMSE)
- 7. False Color Composite (FCC)

شناسایی خاکهای شور با تحلیل طیفی...

#### كلاسهاى اطلاعاتي انتخابشده

منطقه مورد مطالعه از لحاظ واحدهای فتومورفیک، به ۱۰ کلاس اطلاعاتی بر روی تصویر ۲–۳–٤ تقسیم گردید که در جدول (۱) به کلاسهای مربوطه، اشاره شده است:

#### رویکردهای تصویری

در این تحقیق، به منظور اجرای طبقهبندی (به روش حداکثر احتمال مشابهت و با آستانه ۲۰) از رویکردهای تصویری مختلف، استفاده شد. این رویکردها، در جدول (۲) آورده شده است. در این تحقیق، پس از تعیین نمونههای آزمایشی برای برآورد دقت طبقهبندی، از ماتریس خطا استفاده گردید. هدف از ایجاد ماتریس خطا ارائه صحت نقشه حاصل از طبقهبندی دادههای ماهوارهای است. بنابراین به منظور ارزیابی صحت نتایج طبقهبندی، پارامترهای دقت کلی ، دقت کاربر ، دقت نقشهبردار °

نقشههای حاصل از طبقهبندی رویکردهای تصویری مختلف، مورد ارزیابی قرار گرفت.

# نتايج و بحث

نتایج نشان می دهد بیشترین همبستگی بین مقادیر شوری و باندها، در باند ۲ (۰/٤٥) و کمترین آن در باند ۵ (۰/۰٦)، وجود دارد. این موضوع بیانگر آن است که باند ۲ سنجنده LISS-III در مقایسه با باندهای دیگر، حاوی اطلاعات بیشتری در رابطه با پدیده شوری است (جدول ۳). نیز در تحقیقی پیبردند که انعکاس بالای شوری در طیف مرئی و مادون قرمز نزدیک اتفاق میافتد. (2002 دا et al., 2002) همچنین با استفاده از تصویر و پانکروماتیک با مقادیر شوری اندازه گیریشده مشاهده شده است (Douaoui et al., 2006).

کسل معرف	مختصات پيک	
Y	Х	کلاس
*****	٧٢٧٩٨٤	خاکهای با شوری کمتر از <b>٤</b> دسی زیمنس بر متر و با تن سبز رنگ (N1) <sup>۹</sup>
779	VTETIM	خاکهای با شوری کمتر از ٤ دسی زیمنس بر متر و دارای کلوخههای ناشی از عملیات خاکورزی (N2) <sup>۱۰</sup>
3771179	٧٢٤٣٥٩	خاکهای با شوری کمتر از ٤ دسی زیمنس بر متر و با تن خاکستری رنگ (N3) <sup>۱۱</sup>
7797771	V17897	خاکهای باشوری ۸–٤ دسی زیمنس بر متر (L) <sup>۱۲</sup>
***	V1V9AV	خاکهای با شوری ۱۲–۸ دسی زیمنس بر متر و دارای کاه وکلش (M) <sup>۱۳</sup>
3770717	٧٢٢٤٠٨	خاکهای با شوری ۲۲–۱۹ دسی زیمنس بر متر(H) <sup>۱۱</sup>
3710173	٧٢٩٨٢٨	خاکهای دارای پوستههای نمکی تیرهرنگ و شوری بیشتر از ۳۲ دسی زیمنس بر متر (Sb) <sup>۱۰</sup>
3770921	٧٢٧٥٠٦	خاکهای دارای پوستههای نمکی سفیدرنگ با شوری بیشتر از ۳۲ دسی زیمنس بر متر (Sw) <sup>۲۱</sup>
779.1	V19VA9	پوشش گیاهی (P) <sup>۷۷</sup>
TTAIVAV	V7.220	کو ہ (m) <sup>۱</sup> ^

جدول ۱- کلاس های اطلاعاتی بر روی تصویر ۲-۳-٤

1. Maximum Likelihood

- 2. Error Matrix
- 3. Overall Accuracy (ACC)
- 4. User Accuracy
- 5. Procedure Accuracy
- 6. Kappa Index
- 7. Omission of Error
- 8. Comission of Error
- 9. EC <4 dS/m: Non Saline Soils (Green)
- 10. EC <4 dS/m: Soils with large Clods in Ploughed Areas
- 11. EC <4 dS/m: Non Saline Soils (Gray)
- 12. EC = 4-8 dS/m: Low Saline Soils
- 13. EC = 8-16 dS/m: Soils with Residual of the Straw
- 14. EC = 16-32dS/m: High Saline Soils
- 15. EC > 32dS/m: Severe Saline Soils with Black Crusts
- 16. EC > 32dS/m: Severe Saline Soils with White Crusts
- 17. Plant Cover
- 18. Mountains

٧٨

نام رویکرد	رويكرد
باندهای ۵–٤–۳–۲	١
باندهای ۵–٤–۳–۲ و مؤلفه اصلی اول (PC1)	٢
باندهای ۵–٤–۳–۲ و شاخص روشنایی	٣
باندهای ۵–٤–۳–۲ و شاخص روشنایی و مؤلفه اصلی اول	٤
بهترین ترکیب باندی (OIF)	٥
OIF و BI	٦
OIF و OIF	V
OIF, BI و PC1 و OIF, BI	٨

جدول ۲- رویکردهای تصویری

جدول ۳- ضرایب همبستگی بین مقادیر شوری عصاره اشباع عمق ۰-۰ سانتیمتر و درجه روشنایی باندها

٥.	باند	باند ٤	باند ۳	باند ۲	عمق (سانتىمتر)
• / •	٦	•/1٣	•/7٨	•/20	•-0

تفسیر نمودارهای طیفی میتواند کمک شایانی به تشخیص پدیدههای طبیعی، از جمله شوری نماید. همان طور که در شکل (۳) نشان داده شده است، کلاس N1 و N3 بالاتر از کلاس N2 قرار گرفتهاند که به دلیل برخوردار بودن از مواد با بازتاب بالاتر (آهک و سیلت) در سطح خاک است. نکته دیگر این که، خاکهای موجود در کلاس N2، تحت عملیات خاکورزی قرار گرفته و دارای

کلوخههای بزرگ در سطح خاک میباشند. علی رغم همجوار بودن این خاکها با کلاس خاکهای با شوری ۱۲-۸ دسی زیمنس بر متر، غیر شور طبقهبندی شدهاند. عملیات خاکورزی و به تبع آن حضور کلوخهها و ناهمواری در سطح، موجب کاهش بازتاب می گردد. در این رابطه، مترنیخ و زینک (۲۰۰۳) نیز به نتایج مشابه در زمینهای شخم خورده اشاره نمودهاند.

در رابطه با نمودار طیفی پوشش گیاهی (شکل۳) نیز می توان به صورت مجزا، سه ناحیه را تشخیص داد. ناحیه جذب بهوسیله رنگدانهها که در این محدوده رنگدانههای موجود در گیاه باعث جذب مقداری از انرژی الکترومغناطیسی در محدوده طیف مرئی شده و در نتیجه مقدار انعکاس در این ناحیه کم می شود. در



شکل ۲- نمای کلی از نمونهبرداری تعدادی پیکسل آموزشی بر روی برخی واحدهای فتومورفیک و کلاس های اطلاعاتی انتخاب شده



شکل ۳- نمودار طیفی خاکهای غیر شور و پوشش گیاهی

نمکی در سطح خاک تشکیل می شود (پوسته سفیدرنگ نمکی)، بازتاب طیفی بالایی را نشان می دهند. بدیهی است نوع و مقدار نمک، رطوبت خاک، رنگ خاک و زبری و صافی سطح خاک در میزان بازتاب مؤثر است. نکته قابل توجه این است که در خاکهای غیرشور (هدایت الکتریکی کمتر از ٤ دسی زیمنس بر متر) هم، روند نمودار طیفی، مشابه با نواحی شور می باشد که در واقع به دلیل حضور سیلت (۲۹ تا ٤٦ درصد) و آهک فراوان (۳۷/۵ تا ٦٦ درصد) موجود در این خاکها است که علی رغم فقدان شوری، میزان انعکاس بالایی در آنها مشاهده می شود.

وجود کاه و کلش بعد از برداشت گندم و جو در زمینهای با شوری ۱۲–۸ دسی زیمنس بر متر (کلاس M)، موجب شد گیاهان سبز بهدلیل وجود کلروفیل، طول موجهای آبی و قرمز بهوسیله گیاه جذب و طول موج سبز منعکس می گردد. ناحیه دوم، طیف مادون قرمز نزدیک است (۸۸٫۱–۷۷/ میکرومتر) که در این قسمت عمل جذب ناچیز و میزان بازتاب شدید می باشد. ناحیه سوم، معادل با محدوده طیف مادون قرمز میانی می باشد و طول موجهای ۱/۶ ۹/۱ و ۲/٦ میکرومتر، شدیداً به وسیله مولکولهای آب موجود در گیاه جذب شده و در نتیجه، در طول موجهای یاد شده، میزان انعکاس افت شدیدی می یابد.

نمودار طیفی ارائه شده در شکل (٤) نشان میدهد، تشخیص شوری خاک در طیف مرئی (باند سبز و قرمز)، امکانپذیر است. معمولاً خاکهای شور مناطق خشک، بهویژه زمانی که پوسته



شکل ٤- نمودار طيفي خاکهاي شور



شکل ۵- پوسته های نمکی منطقه مورد مطالعه

هستند. به طور کلی در منطقه مورد مطالعه، پوشش گیاهی، کاه و کلش باقیمانده از محصولات، رطوبت، سیلت و آهک فراوان، از مشکلات عمده در تشخیص خاکهای شور بودند.

خاکهای خیلی شور و شورهزارهای مناطق خشک و بیابانی و حاشیه پلایاها، از تنوع مورفولوژیکی و شیمیایی بالایی برخوردارند، همین مسئله موجب می شود بازتابهای طیفی مختلفی از شورهزارها حاصل گردد. این موضوع ممکن است مشکلات مطالعه شوری با استفاده از دادههای ماهوارهای را افزایش دهد. از اینرو شناخت وضعیت شورهزارها و اشکال مختلف آنها کمک زیادی به بهبود طبقهبندی تصاویر ماهوارهای می کند. تجمع موضعی نمک در نقاط مختلف منطقه مورد مطالعه که بازتاب این خاکها صرفاً به دلیل شوری نباشد. (Khan) (et al 2001) نیز در تحقیقی که در منطقه فیضل آباد پاکستان انجام دادند به این موضوع اشاره داشتند که وجود کاه و کلش بعد از برداشت، طبقهبندی غلطی را به وجود می آورد، زیرا کاه و کلش انعکاس مشابهی با املاح دارد. تفکیک خاکهای با شوری کم (۸–٤) و متوسط (۱۲–۸ دسی زیمنس بر متر) نیز به سختی امکانپذیر بود (شکل ٤) و منجر به تداخل طیفی و کاهش دقت طبقهبندی این کلاس ها گردید. در این رابطه Metternicht and طبقهبندی ایان داشته اند، سطوحی که از شوری بالا و متوسط برخوردارند، به آسانی قابل تشخیص می باشند اما سطوح با شوری کم و دارای مراحل ابتدایی از شوری، با مشکل تشخیص روبرو



شکل ٦- نمودار طیفی پوسته های نمکی منطقه مورد مطالعه و خصوصیات فیزیکوشیمیایی آن ها

شناسایی خاکهای شور با تحلیل طیفی...

زبری سطوح می شود و مینرالوژی نمکها مورفولوژی مشخصی را در سطح خاکها بوجود می آورد. به عنوان مثال پوستههای پفی، به دلیل فراوانی سولفات سدیم و پوستههای نمکی صاف به علت وجود کلریدها تشکیل می شوند (Metternich and Zinck) 2008). در خاکهای شور، ویژگیهای طیفی به مقدار زیاد وابسته به شرایط رطوبتی است، هر چه خاک رطوبتش را بیشتر از دست می دهد، رسوب کریستالهای نمک در سطح خاک بیشتر شده، لذا انعکاس سطحی هم افزایش می یابد و برعکس افزایش رطوبت خاک موجب انحلال املاح و نهایتاً کاهش انعکاس طیفی خاک و تیرهتر شدن تصویر می شود.

جذب آب در پوستههای نمکی، باعث تیرهرنگ شدن آنها می گردد که سبب کاهش انعکاس می شود. همان طور که در شکل (۷) نشان داده شده است، اراضی لخت با پوستههای نمکی سفیدرنگ (Sw)، در مقایسه با اراضی لخت با پوستههای و وجود پوستههای نمکی با ساختمانهای صاف تا زبر و خشن (ناهموار) و از نظر رنگ از سفید تا تیره، باعث ایجاد حالتهای مختلف و تنوع زیاد در بازتاب شده است Escadafal and). (Girard, 1989; Epema, 1992).

همانطور که در شکل(۵ و ۲) و جدول(٤)، نشان داده شده است؛ خاکهای با پوستههای نمکی و مقادیر شوری مختلف، انعکاسهای متفاوتی دارند. خاک (الف)، (ب) و (ج)، هر سه دارای مقادیر شوری تقریباً یکسان (٤/١٥٩ و ٤/١٥٦ دسی زیمنس بر متر) اما بازتاب متفاوتند (مقادیر درجات روشنایی به ترتیب ١٤٤، ١٥١ و ١٧٠). در خاک (الف) که دارای درز، ترک و سطح تقریباً تیره میباشد، میزان بازتاب پائین تر است. در خاک (ب) که پوستههای پفی شکل تیره و تاول مانند وجود دارد، نسبت به خاک (ج) که سطح نسبتاً صاف و روشن تری دارد، درجه روشنائی کمتر میباشد. نوع نمک، موجب تغییرات در

سيلت(درصد)	آهک(درصد)	گچ(درصد)	نسبت جذبي سديم	شوری(dS/m)	باند ۲	باند ۳	باند ٤	باند ٥	خاک
०९/१	97/0	١/٨٤	٥٦	109/2	188	١٣٢	١٣٦	٧٩	الف
77/7	VA/V0	•/९९	٥٣/٥	١٥٨/٥	101	177	٩٧	٨٤	ب
०९/१	٦٥/٥	١/٨٦	٦٩/٤	107/2	١٧.	101	1+2	٩٦	5
٥٣/٤	٧٢/٥	•/٩٨	71	15./5	127	١٣٣	١٣٩	V٦	د
07/0	٦٥/٥	۲/٦	٣٠/٥	٤٥/٤	١٧.	١٦٨	120	١٠٨	ر
٣٤/٦	74	۲/۱	٤٩/٥	1 • 0/V	۲۰۸	190	110	11A	5
٥٦/٤	0Y/V	١/٣	٦١	٧٤/٢	177	177	177	1.0	خ

ول ٤- درجات روشنایی پوستههای تمکی و حصوصیات فیزیکوشیمیایی آگها	ِ آنھا	فيزيكوشيميايي	خصوصيات	پوستههای نمکی و	روشنايي	٤– درجات	جدول
--	--------	---------------	---------	-----------------	---------	----------	------





شکل ۷- نمودار دو بعدی نمونههای آموزشی

# ارزيابي نتايج طبقهبندي

نقشههای حاصل از طبقهبندی رویکردهای مختلف با نقشه واقعیت زمینی تلاقی داده شد. بر اساس نتایج این تلاقی، ماتریس خطای طبقهبندی تصاویر محاسبه گردید. پس از آن، دقت کاربر، دقت توليدكننده، دقت كلي و ضريب توافق كاپا با استفاده از ییکسل های قطری و غیرقطری جداول مربوطه استخراج و مورد ارزیابی قرار گرفت. در رویکرد اول (Cl2345)، دقت کلی طبقهبندی'، ۹۲/۸۳، دقت کاربر ۲ ۹۲/۷۲، دقت تولیدکننده ۹۲/۳۷ و شاخص کایا ۲ درصد، نتیجه شد (جدول ۲ و شکل ۸). نتایج ماتریس خطای طبقهبندی رویکرد اول در جدول (٥) ارائه شده است. در این رویکرد (اول)، کمترین دقت تولیدکننده در کلاس های M (۰/۷۸) و L (۰/۷۱)، مشاهده گردید. کلاس L دارای بیشترین تداخل با کلاس M بوده، به طوریکه ۲۵ پیکسل از آن حذف شده و در کلاس M قرار گرفته است جدول (٥). پیکسل های واقع در مرز این کلاس ها (پیکسل های مخلوط) دارای شباهت بوده و با تداخل در کلاس های همدیگر موجب خطای طبقهبندی گشتهاند و در نتیجه دقت طبقهبندی کاهش یافته است. کمترین دقت کاربر نیز در کلاس M (۰/۷۱) و L (۰/٦٥) مشاهده گردید (شکل ۹). یعنی فقط ۷۱ درصد از نواحی که به نام خاک M طبقه بندی شده است، در روی زمین نیز کلاس M میباشد و ۲۹ درصد پیکسل هایی که به عنوان خاک M طبقه بندی شدهاند

نمکی تیرورنگ (Sb) دارای انعکاس بسیار بالایی میباشند. با افزایش رطوبت، انعکاس خاک کاهش یافته و در باندهای جذب آب (مادون قرمز میانی)، افت شدید انعکاس مشاهده میگردد. بنابراین، رطوبت یکی از عواملی است که باعث کاهش بازتاب می شود. همچنین در شرایطی که رطوبت خاک کم باشد املاح، انعکاس بالایی را بهویژه در باند آبی طیف مرئی نشان میدهند (Cslillage et al., 1993). خاک (د) که از کمترین میزان بازتاب در بین تمامی پوستهها برخوردار است (۱٤۲) سطحی زبر و تیره دارد. این بدین معنی است که زبری و تیرگی دو عامل مهم در کاهش بازتاب می باشند. معمولاً، پوسته های نمکی هموارتر و صافتر بازتاب بالاتری دارند. خاک (ر) (جدول ٤) علی رغم شوری پائینتر نسبت به سایر خاکها، به دلیل روشنی پوستهها، دارای بازتاب نسبتاً بالا میباشد (۱۹۵). به منظور ارزیابی پیکسل های انتخاب شده و نحوه پراکنش آنها، نمودار دوبعدی باندهای مختلف نیز ترسیم گردید. همان طور که در شکل (۷)، مشاهده میشود؛ خاکهای با پوستههای نمکی سفیدرنگ، در بالاترین قسمت خط خاک و خاکهای با پوستههای نمکی تیرهرنگ و کوهها در قسمتهای پایینتر (به دلیل درجههای روشنایی کمتر) قرار دارند. انحراف کم خاکهای با شوری ۱۶-۸ دسی زیمنس بر متر از خط خاک و تمایل آنها به سمت پوشش گیاهی، وجود کاه و کلش را در این خاکها تأیید میکند.

جدول٥- ماتریس خطاي طبقهبندي رويکرد اول

Ground		Classification Results											
Truth	m	Р	N1	N2	N3	L	М	Н	Sw	Sb	Total	ACC	OM.E
m	٨٥										٨٥	١	*
Р		V٦									V٦	١	*
N1			117								117	١	•
N2				٨V		۲					٨٩	•/٩٨	•/•7
N3					1.7	١	V				11.	•/9٣	•/•V
L			١	١	٣	٤٦	۲٥				V٦	•/٦١	٠/٣٩
М					١	77	٨٠				1.٣	• /VA	•/77
Н			٣				١	V٦			٨٠	•/90	•/•0
Sw									٩٨		٩٨	١	•
Sb										1.0	1.0	١	•
Total	٨٥	V٦	117	ЛЛ	1.7	٧١	۱۱۳	V٦	٩٨	1.0	٩٣٤		
Rel	١	١	•/٩٧	٠/٩٩	•/97	•/٦٥	۰/V۱	١	١	١			
CO.E	•	•	۰/۰۳	•/•1	•/• ٤	۰/۳٥	•/79	•	•	*			

1 - Overall Accuracy

2 - User Accuracy (Rel)

3 - Procedure Accuracy (ACC)

4 - Kappa Index



شکل ۸- دقت تولید کننده، کاربر، کلی و شاخص کاپای رویکردها

از دیگر کلاس های اطلاعاتی و بهطور عمده از خاک L میباشند. بالاترین دقت تولیدکننده و دقت کاربر (۱) نیز به کلاس های m, P, Sw, Sb, H مربوط گردید که علت آن عدم تداخل طیفی این کلاس ها با کلاس های دیگر است.

خاکهای غیرشور N1 و N3 و S3 نیز از این قاعده مستئنی نبوده و بهدلیل عدم تداخل طیفی کم با سایر کلاسها، توانستهاند دقتهای خوبی را ارائه نمایند. بررسی خطای کمیسیون (COE)<sup>۱</sup> نشان داد، کلاس L دارای بالاترین مقدار میباشد (۰/۳۵)<sup>۱</sup> همچنین بالاترین خطای امیسیون (OME)<sup>۲</sup> نیز به ترتیب در کلاس M (۲/۲۱) و L (۰/۲۹) مشاهده گردید. در این رویکرد، تفکیک خاکهای با شوری بالا (بیش از ۱۲ دسیزیمنس بر متر) و خاکهای غیرشور، با دقتهای بالا صورت گرفت. در رویکرد دوم (Cl2345PC1)، از مؤلفه اصلی اول (PC1) به عنوان اطلاعات کمکی در طبقهبندی استفاده شد. نتایج نشان داد، دقت کلی، دقت

کاربر، دقت تولیدکننده و ضریب کاپا، به ترتیب، ۹۱/۰۱، ۹۰/٤۷، ۹۰/۲۱ و ۹۰ درصد، می باشد (جدول ۲). مقایسه پارامترهای این رویکرد با رویکرد اول، بیانگر آن است که بهره گیری از مؤلفه اول به عنوان پارامتر کمکی، تأثیری در افزایش دقت نداشته و بلکه دقتهای مذکور را کاهش داده است. این موضوع بدین معنی است که چهار باند سنجنده، خود کارایی مؤثرتری در افزایش دقت داشتهاند. در این رویکرد، بالاترین دقت تولیدکننده و کاربر مربوط به کلاس ۳, Sw می باشد.

در این طبقهبندی، کمترین دقت تولیدکننده، مربوط به کلاس L (۰/٤۲) و M (۰/۷۱) و پائین ترین دقت کاربر نیز در کلاس های L (۰/۵۰) و M (۰/٦۳) مشاهده شد. بالاترین خطای کمیسیون در کلاس های L (۰/٥٠) و M (۰/۳۷) و بالاترین خطای امیسیون نیز در این کلاس ها، L (۰/۵۸) و M (۰/۲۹)، وجود داشت. عدم وجود تشابه کلاس های



شکل ۹- دقت کاربر در کلاس های اطلاعاتی منتج از طبقهبندی رویکردهای ۱، ۲، ۳ و ٤

1 - Commission of Error

<sup>2 -</sup> Omission of Error

شاخص کاپا (درصد)	کلی (درصد)	دقت کاربر (درصد)	دقت توليدكننده (درصد)	رويكرد (درصد)
٩٢	٩٢/٨٣	97/78	٩٢/٣٧	١
٩٠	٩ • / • ١	9 • / EV	٩ • / ۲ ١	٢
٩ • / ٥	٩١/٤	٩١/٦٢	٩ • /٨٤	٣
۸۹/۸٥	٩٠/٨٦	9 • /VV	۸٩/٩٥	٤
٨٥/٩٧	۸۷/۲٦	٨٩/١٢	۸۷/ • ۳	٥
۲/۲۸	٨٤/٣٠	۸٦/٨٩	٨٤/٥٣	٦
٨٦/٦٤	٨٨/• ١	٨٨/٠١	٨٧/٤٢	V
Αν/Αξ	٨٩/٠٣	٨٨/٩٢	٨٨/٥٨	٨

جدول ٦- نتایج دقت طبقهبندی رویکردها

P, m, Sb و SW با سایر کلاسها، بهترین حالت تفکیکپذیری و در واقع کمترین تداخل طیفی را در این کلاسها به وجود آورد. در رابطه با کلاس H نیز، دقت تولید کننده و دقت کاربر به ترتیب ۱۹۵۰ و ۱ نتیجه شد.

استفاده از شاخص روشنایی(Cl2345BI)، ممکن است در افزایش دقت طبقهبندی تأثیرگذار باشد. بدین منظور شاخص روشنایی در فهرست طبقهبندی قرار داده شد (رویکرد سوم) و نتایج آن مورد ارزیابی قرار گرفت (جدول۲). در این رویکرد (Cl2345BI)، افزایش دقت به صورت کلی مشاهده نگردید (دقت کلی، ۹۱/۶، دقت تولیدکننده ۹۰/۸۴، دقت کاربر، ۹۱/۶۲ و شاخص کاپا، ۹۰/۵) اما در کلاس L، افزایش ۱۱ درصدی دقت (۰/۵۰ در رویکرد دوم و ۲۱/۰ در رویکرد سوم) مشاهده شد.

این افزایش، بیانگر آن است که شاخص روشنایی توانسته به عنوان یک پارامتر کمکی، این کلاس را متفاوتتر از کلاسهای دیگر، نسبت به رویکرد دوم جلوه دهد که این عمل موجب تفکیک بهتر آن شده است. در این رویکرد نیز خاکهای غیرشور

H, Sw) و N1, N2 و S3)، از خاکهای با شوریهای بالاتر (H, Sw و N1, N2)، به خوبی تفکیک شدهاند و از دقت بالایی نیز برخوردارند. همان طور که در نمودار دوبعدی حاصل از بازتاب پدیده انیز مشاهده گردید (شکل ۷)، تداخل طیفی دو کلاس با شوری کم و متوسط، به دلیل سطوح تقریباً مشابه این خاکها، امکان تفکیک پذیری مناسب این دو کلاس را در هیچ کدام از رویکردها به وجود نیاورده است. در رویکرد چهارم (Cl2345BIPC1)، از شاخص روشنایی و مؤلفه اصلی اول به همراه باندهای چهارگانه سنجنده استفاده گردید.

استفاده از مؤلفه اصلی اول در رویکرد دوم و چهارم، منجر به کاهش دقت طبقهبندی در کلاس L شده است. به نظر میرسد نقش شاخص روشنایی، زمانی که با چهار باند سنجنده در عمل طبقهبندی وارد گردید پررنگتر از مؤلفه اصلی اول است. مقایسه درصد دقت کلی در رویکرد دوم، (۹۱/۰۱)، سوم، (۹۱/۶) و چهارم (۹۰/۸٦)، نیز مؤید این مطلب است. رویکرد پنجم این تحقیق بهنام OIF بوده که از ترکیب سه باند ۲–۳–۶ ایجاد شد.



شکل ۱۰- دقت کاربر در کلاس های اطلاعاتی منتج از طبقهبندی رویکردهای ۵، ۲، ۷ و ۸

٤ و ۳ استفاده می شود که این اطلاعات در شاخص OIF نیز وجود داشت. در این رویکرد، دقت کلی، تولیدکننده، کاربر و شاخص کاپا به ترتیب، ۸۸/۰۱ ۸۷/٤۲ ۸۸/۰۱ و ۸۲/۲۵ نتیجه شد. استفاده از مؤلفه اصلی اول، شاخص روشنایی و OIF در رویکرد ۸ (CIOIFBIPC1) باعث افزایش دقت های مذکور نسبت به رویکرد ۵، ۲ و ۷ گردید (جدول ۲).

نتایج دقت نقشههای منتج از رویکردهای مختلف در جدول (٦) نشان می دهد که دقت تولیدکننده، کاربر، کلی و شاخص کاپا، در رویکردی که از تمامی باندها استفاده شده است (رویکرد ۱)، بیشتر از سایرین می باشد. برتری دقت کلی رویکرد ۳، نسبت به رویکرد ٤ و ٢، نشان می دهد؛ بهره گیری از شاخص روشنایی مفیدتر از استفاده از مؤلفه اصلی اول در تلفیق با باندهای چهار گانه سنجنده می باشد. مقایسه دقت کلی رویکردهای ٥، ٦، ۷ و ۸ بیانگر آن است که بهره گیری از شاخص ترکیب باندی به تنهایی و یا حتی با پارامترهای کمکی، مقادیر دقت کمتری را نسبت به باندهای چهارگانه سنجنده، ارائه نموده است.

دقت کلی، دقت تولیدکننده، دقت کاربر (شکل ۱۰) و شاخص کایا در این رویکرد به ترتیب، ۸۷/۲٦، ۸۷/۱۲، ۸۹/۱۲ و ۸۵/۹۷ نتیجه گردید. پایین تر بودن دقتهای مذکور نسبت به رویکردهای قبلی، بەدلیل فقدان باند ٥ است. بنابراین تلفیق باندهای چهارگانه سنجنده LISS III، در افزایش دقت طبقهبندی مؤثر می باشد. در رویکرد ششم (ClOIFBI)، از شاخص روشنایی به عنوان اطلاعات کمکی در طبقهبندی استفاده شد. دقت کلی، تولیدکننده، کاربر و شاخص کایا، به ترتیب، ۸٤/۳۰ ۸٤/۵۳ ۸٦/۸۹ و ۸۲/٦ بوده که نشان داد استفاده از شاخص روشنایی باعث افزایش دقت، نسبت به رویکرد پنجم نگردید. عدم حضور باند ٥ در این رویکرد نیز موجب کاهش دقت کاربر در کلاس هایN1 و N3 شده است. استفاده از مؤلفه اصلی اول در رویکرد هفتم (ClOIFPC1)، باعث افزایش دقت، نسبت به زمانی که از شاخص روشنایی بهره گرفته شد، گردید. بهرهگیری از مؤلفه اصلی اول به عنوان پارامتر کمکی، موجب شد تا اطلاعات باند ٥ نيز به گونهاي در طبقهبندي دخیل گردد. اما در محاسبه شاخص روشنایی، از اطلاعات باند



شکل ۱۱- نقشه تهیه شده بر اساس طبقهبندی ترکیب ٤ باند و فیلتر اکثریت

<sup>1.</sup> Soils with residual of the straw

جدول ۷– درصد کلاسهای شوری و پوشش زمین

Sb	Sw	Н	М	L	N3	N2	N1	Р	m
۲/۸۱	۱۰/V	٣	٣.	17	۱۸/۱٥	V/E7	Α/ΥΑ	٢/٣٤	•/٨

به نظر می رسد، حذف یک باند در سنجند مای نظیر III-LISS که پا دارای چهار باند بیشتر نیست، نتیجه بخش نباشد. پس از انتخاب عر بهترین رویکرد (تلفیق باندهای ٥-٤-٣-٢)، نقشه شوری خاک از منطحی (عمق ٥- • سانتی متر) و درصد کلاس های اطلاعاتی ع منطقه مورد مطالعه، محاسبه گردید که نتایج آن در جدول (۷)، س ارائه شده است. سپس به منظور یکنواخت شدن تصویر، از فیلتر اکثریت، به عنوان یکی از روش های پس از طبقه بندی و بهبود آن در استفاده گردید.

تایج نسان می دهد بیسترین درصد مربوط به حاکاهای با سوری ۲۱–۸ دسی زیمنس بر متر و دارای کاه و کلش بوده که در جدول (۷)، به نام کلاس M ارائه شده است. شباهت بازتاب کاه و کلش با پدیده شوری، باعث افزایش درصد کلاس M شده که بخشی از این درصد نیز دارای خطا میباشد. بر اساس نقشه شوری تهیه شده با دادههای سنجنده IIIS-III (شکل ۱۱)، وضعیت شوری خاک سطحی (برحسب دسیزیمنس برمتر) محدوده مورد مطالعه، به صورت ذیل، نتیجه گردید؛

- > ۳۲، جنوب و جنوب شرق منطقه مورد مطالعه
  - ۳۲–۱۹، جنوب و جنوب غرب
  - ١٦-٨، شمال، شمال شرق و شمال غرب
    - ۸-٤، شمال غرب، غرب و شرق
    - ٤-٠، در وسط دشت، شرق و غرب

مقدار شوری در مجاورت دریاچه، از مقادیر بالایی برخوردار می باشد. این موضوع عمدتاً به دلیل پسروی دریاچه و برجای ماندن نمکهای تبخیری است. با توجه به اینکه در شمال منطقه، کشاورزی آبی محصولاتی نظیر یونجه، گندم و جو وجود دارد لذا به نظر می رسد، استفاده از آب با کیفیت نامطلوب، باعث گرایش خاکها به معضل شوری گشته است. بیم آن می رود که در چند سال آینده در صورت عدم کنترل منابع آبی و خاکی، محدوده مورد مطالعه و زمینهای مجاور به سمت بیابانزایی سوق پیدا کرده و مشکلات اقتصادی و اجتماعی عدیدهای را برای مردم این منطقه ایجاد نماید.

# نتيجه گيري

انعکاس امواج الکترومغناطیس از سطح خاکها تابع عوامل متعددی از جمله فراوانی و اندازه ذرات رس، شن، سیلت، سنگ و سنگریزهها، درصد نمک، رنگ مواد سطحی، مقدار رطوبت، میزان بقایای آلی، فراوانی و نوع گونههای گیاهی و مرحله رشد گیاهان است. در این رابطه، تفسیر نمودارهای طیفی می تواند کمک شایانی به تشخیص پدیدههای طبیعی از جمله شوری نماید. تحلیل طیفی پوستههای نمکی بیانگر آن بود که پوستههای سفیدرنگ در بخش بالاتر خط خاک و پوستههای تیرهرنگ در قسمتهای

پایین تر این خط قرار دارند. وجود تیر گی، ناهمواری و رطوبت از عوامل کاهشدهنده بازتاب و روشنی و سفید بودن و صافی برخی از پوستههای نمکی جزء عوامل افزایش انعکاس تلقی گردید. عملیات خاکورزی و به تبع آن حضور کلوخهها و ناهمواری در سطح، به عنوان عامل کاهش بازتاب برخی از خاکهای غیرشور شناخته شد. در خاکهای غیرشور (هدایت الکتریکی کمتر از ٤ دسی زیمنس بر متر) روند نمودار طیفی، مشابه با نواحی شور بود. این مسئله مبین حضور سیلت (۲۹ تا ٤٦ درصد) و آهک فراوان (۳۷/۵ تا ٦٦ درصد) این خاکها است که على رغم فقدان شوري، انعكاس بالايي در أنها مشاهده گرديد. وجود كاه و كلش بعد از برداشت گندم و جو در زمینهای با شوری ۱۹–۸ دسی زيمنس بر متر موجب شد كه بازتاب اين خاكها صرفا به دليل شوری نباشد. تفکیک خاکهای با شوری کم (۸–٤) و متوسط (۱۹–۸ دسی زیمنس بر متر) نیز به سختی امکان پذیر بود و منجر به تداخل طیفی و کاهش دقت طبقهبندی در این کلاس ها گردید. نتایج دقت طبقهبندی رویکردهای مختلف در این تحقیق، نشان داد که حذف یک باند در سنجندهای نظیر LISS-III که چهار باند بيشتر ندارد؛ نتيجهبخش نمىباشد و بهترين دقتها زماني حاصل گردید که از هر چهار باند تصویر استفاده شد. پیشنهاد می گردد در تحقیقات آتی، خصوصیات فیزیکوشیمیایی، کانی شناسی و طیفی پوسته های نمکی با بهره گیری از تصاویر حاصل از سنجنده های مختلف مورد ارزیابی قرار گیرد. همچنین پیشنهاد می شود در تحقیقات بعدی به منظور شناسایی خاکهای شور کشور، از تصاویر سایر سنجندهها استفاده و پتانسیل آنها مورد ارزیابی قرار گیرد. لازم به ذکر است که در این رابطه می بایست از اطلاعات كمكي مختلف نيز بهره گرفت.

# سپاسگزاری

تصاویر ماهوارهای این پژوهش از سازمان جغرافیایی ارتش جمهوری اسلامی ایران تأمین شده است که مؤلفین از کارشناسان و مسؤولین این مرکز به دلیل مساعدت و همکاری، کمال تشکر و قدردانی را دارند.

# منابع

- حسن شاهی، ح.، ۱۳۷۰. مطالعات خاکشناسی نیمه تفصیلی دشت های سعادت شهر، سیوند، سیدان و توابع ارسنجان (استان فارس)، مؤسسه تحقیقات خاک و آب، نشریه فنی ۷۸۱.

– علوی پناه، س،ک، ۱۳۸۲ . کاربرد سنجش از دور در علوم زمین ( علوم خاک )، دانشگاه تهران.

متین فر، ح.ر.، ۱۳۸٤. ارزیابی دادههای سنجندههای ,ASTER د IIIS-III, ETM+, TM و MSS به منظور شناسایی خاکها براساس مطالعات میدانی و سامانه های اطلاعات جغرافیایی (GIS) در منطقه کاشان، رساله دکتری علوم خاک، دانشکده کشاورزی، دانشگاه تهران.

- Alavi Panah, S.K., and Gossens, R., 2000. Contribution of soil salinity to the surface reflectance recorded by Landsat MSS and TM sensors, lst workshop EARSEL, Gent University.

- Cslillage, F., Pasztor, L., and Biehl, L., 1993. Spectral band selection for the characterization of salinity status of soils. Remote Sensing of Environment, 43, 231-242.

- Dobos, E., Montanarella, L., Negre, T., and Micheli, E., 2001. A regional scale soil mapping approach using integrated AVHRR and DEM data. International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation, 3, 30-41.

- Douaoui, A.E.K., Nicolas, H., and Walter, C.H., 2006. Detecting salinity hazards within a semiarid context by means of combining soil and remote sensing data. Geoderma, 134, 217-230.

- Escadafal, R. and Girard, M.C., 1989. Munsell soil color and soil reflectance in the visible spectral bands of Landsat MSS and TM data, Remote Sensing of Environment, 27, 37-46.

- Epema, G. F., 1992. Mapping suface characteristics and their dynamics in a desert area in southern Tusnisia with Landsat Thematic Mapper. In G. F. Epema, 1992. Spectral reflectance in the Tunisiandesert. PhD thesis, Wageningen Agricultural University, the Netherlands.

- Everit, J.H., Escoabar, D.E., Gerbermann, A.H., and Alaniz, M.A., 1988. Detecting saline soils with video imagery. Photogrammatic Engineering and Remote Sen Sing of Environment, 54,1283-1287.

- Farifteh, J., Vander Meer, F., Vander Meijde, M., and Atzberger, C., 2008. Spectral characteristics of salt-affected Soil: A laboratory experiment. Geoderma, 145, 196206.

- Garsia, L., Eldiery, A., and Ellhaddad, A., 2000. Estimating soil salinity using remote sensing data, www.elsevier.com.

- Howari, F.M., P.C., Goodell, and Miyamoto, S., 2002. Spectral properties of salt crusts formed on saline soils. Journal of Environmental Quality, 31, 1453-1461.

- Howari, F.M. 2003., The use of remote sensing data to extract information from agricultural land with emphasis on soil salinity. Australian Journal of Soil Research, 41, 1243-1253.

- Karvanava E. I, Shrestha, D.P., and Orlov, B.F., 2000. Application of remote sensing techniques for the study of soil salinity in semi-arid Uzbekistan, www. elsevier.com.

- Khan, N., Rastoskuev, V., Shalina, E., and Sato, Y., 2001. Mapping salt-affected soils using remote sensing indicators- A simple approach with the use of GIS IDRISI. 22nd Asian Congress on Remote Sensing, 5-9 November, Singapore.

- Martinez-Rioss, J.J. and Monger, H.C.,2002. Soil classification in arid lands with thematic mapper data. Terra., 20, 89-100.

- Masoud, A.A. and Koike, K., 2006. Arial land salinization detected by remotley-sensed land cover changes: A case study in the Siwa region, NW Egypt. Journal of Arid Environments, 66, 151-167.

- Metternicht, G. I. and Zinck, J.A., 2003. Remote sensing of soil salinity: Potentials and Constraints. Remote Sensing of Environment, 85, 1-20.

- Metternicht, G., Zinck, J.A., 2008 . Remote Sensing of Soil Stalinization, (Impact on Land Management). CRC Press.

- Zinck, J.A., 2000. Monitoring soil salinity from remote sensing data. 1st workshop of the EARSEL, Gent University.