محیط زیست طبیعی، منابع طبیعی ایران، دوره۷۴، شماره ۲، تابستان ۱۴۰۰ صفحات ۴۰۲ تا ۴۱۹

رابطهٔ تغییرات پوشش / کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین با استفاده از طبقهبندی شیء گرا و الگوریتم پنجرهٔ مجزا

محمد عبیات^۱؛ مرتضی عبیات^{*۲}؛ مصطفی عبیات^۲

۱ کارشناسی ارشد، مهندسی منابع طبیعی، گروه محیط زیست ارزیابی و آمایش سرزمین، دانشگاه آزاد اسلامی
واحد علوم و تحقیقات تهران (خوزستان)، اهواز، ایران
۲ - دانشجوی دکتری جغرافیا و برنامه ریزی روستایی، دانشکده علوم جغرافیایی و برنامه ریزی، دانشگاه اصفهان،

(تاریخ دریافت ۰۰/۰۳/۲۶–تاریخ پذیرش ۰۰/۰۶/۱۱)

چکیدہ:

فعالیتهای انسانی مانند تغییرات کاربری اراضی، اثر مهمی بر دمای سطح زمین و ایجاد جزایر حرارتی دارد. هدف این پژوهش، بررسی تأثیر تغییر کاربری بر الگوی زمانی و مکانی دمای سطح زمین و جزایر حرارتی در شهرستان شوشتر در طی سالهای ۲۰۰۲ تا ۲۰۲۰ است. ابتدا تصاویر سالهای ۲۰۰۲، ۲۰۰ ۲۰۲۰ لندست با استفاده از روش پردازش شیءگرا، طبقهبندی و سپس دمای سطح زمین با الگوریتم پنجرهٔ مجزا استخراج شد. برای بررسی زمانی و مکانی دمای سطح زمین و جزایر حرارتی از پارامترهای UHII NDVI و UHII استفاده شده و دمای طبقات کم تا زیاد پوشش گیاهی استخراج شد. نتایج تغییرات کاربری زمین در دورهٔ هجدهساله نشان داد که مناطق ساختهشده و بایر بهترتیب ۲۱۸۹۵/۴۰ و ۲۶۷۶/۱۰۴ هکتار افزایش و پوشش گیاهی و پهنههای آب بهترتیب ۲۹۰۹/۱۰۹ و ۴۸۶۵/۶۴ هکتار کاهش یافتند. نتایج حداکثر دمای کاربریها، روند افزایشی دما در همهٔ کاربریها را آشکار کرد؛ بهشکلی که بین سالهای ۲۰۰۲ تا ۲۰۲۰، چهار کاربری پوشش گیاهی، نواحی بایر، مناطق ساختهشده و پهنههای آب بهترتیب با ۲۰۱۷، ۲۶٬۰ ۲۶٬۰ و ۲۸/۶ افزایش دما داشتند. برمبنای نتایج پارامترهای UHII و UHIII، طبقات با پوشش گیاهی کم، بیشترین دما را نسبت به طبقات با پوشش گیاهی متوسط و زیاد و زایش دما داشتند. برمبنای نتایج پارامترهای UHII و UHII، طبقات با پوشش گیاهی کم، بیشترین دما را نسبت به طبقات با پوشش گیاهی متوسط و زیاد داشتند و جزایر حرارتی در سالهای ۲۰۱۳ و ۲۰۲۰ در نواحی شمال، جنوب شرق و شمال شرق شهرستان تشکیل شد.

کلید واژگان: تغییرات پوشش/ کاربری، دمای سطح زمین، طبقهبندی شیءگرا، الگوریتم پنجره مجزا، شوشتر

ایمیل: morteza.abiyat@yahoo.com

Archive of SID.ir

صفحه ۴۰۲

^{*} نویسنده مسئول؛ تلفن: ۰۹۱۶۸۰۸۴۸۷۷

۱. مقدمه

امروزه همگام با رشد جمعیت و افزایش تقاضای بهرهبرداری از زمین، شهرنشینی و صنعتی شدن مناطق مسكوني افزايش يافت (Bonye et al., 2021). جريان یادشده، تغییرات کاربری زمین را موجب شد (Raut et al., 2020). این تغییرات فشار زیادی بر عملکرد محیط زیست (Wolde et al., 2021) از حیث سازوکار چرخهٔ كربن و نيتروژن (McDaniel et al., 2019)، آلبدو (Sieber et al., 2019)، ظرفیت حفاظت از آب و خاک (Wen et al., 2020)، جريانهاي سطحي (Yari et al., 2019) و تنوع بيولوژيکي وارد کرد (Rodríguez et al., 2018). پیامدهای این تغییرات در مقیاس خُرد به افت کیفی محیط دامن زد که در بلندمدت سبب کاهش سطح کیفیت زندگی شد (Froese and Schilling,) 2019). برپاية نظر انديشمندان، تغيير كاربري زمين براي توسعهٔ مناطق شهری، کشاورزی و جنگلزدایی، تغییرات رژیم دمای محیط را در پی خواهد داشت (Tran et al.,) .(2017

دمای سطح زمین، عامل مهم تعادل و نوسانهای گرمایی است که نمایندهٔ تغییرات اقلیمی به حساب میآید (Gohain *et al.*, 2021). افزایش دمای سطح زمین، پیامد جنگلزدایی و گسترش مجتمعهای زیستی است (Huang *et al.*, 2019). افزایش دما در هر ناحیه، است (Huang *et al.*, 2019). افزایش دما در هر ناحیه، جزایر حرارتی را تشکیل میدهد (,...Mathew *et al.* 2018) و تغییر کاربری مسکونی، منشأ این پدیده است (2018) و تغییر کاربری مسکونی، منشأ این پدیده است میکونتگاهی، انتشار حرارت از منابع انسانی، آلودگی هوا و سکونتگاهی، انتشار حرارت از منابع انسانی، آلودگی هوا و موقعیت جغرافیایی، در تشدید پدیدهٔ جزایر حرارتی اثرگذارند (2020). از منابع انسانی مکانهای پایش دمای سطح زمین در قالب شناسایی مکانهای وقوع، شدت رخداد و پیشبینی خطرهای ناشی از این

پدیده، برای برآورد شدت خسارات واردشده ضروری است (Vali *et al*., 2019).

طبقهبندی از مراحل اصلی استخراج اطلاعات از تصاویر رقومی ماهوارهای است (Chen et al., 2018) بهرهمندی روشهای پردازش شیءگرای تصاویر بهرهمندی روشهای پردازش شیءگرای تصاویر ماهوارهای از الگوریتمهای دانشپایه، سبب جبران کاستیهای روش پیکسلپایه در فرایند طبقهبندی تصاویر ماهوارهای شد (Salmani et al., 2019). روشهای شیءگرا نسبت به روشهای سنتی طبقهبندی روشهای شیءگرا نسبت به روشهای سنتی طبقهبندی اروشهای شیءگرا نسبت به روشهای سنتی طبقهبندی مانند (Salmani et al., 2019)، از دادههای بیشتری مانند وقرارگیری آنها، اطلاعات جانبی در زمینهٔ مدلهای رقومی ارتفاع و پارامترهای متنوع تصویری برای طبقهبندی پدیدهها استفاده میکنند (Blaschke et al., 2014). فناوری سنجش از دور مادون قرمز حرارتی از بهترین فناوری سنجش از دور مادون قرمز حرارتی از بهترین ابزارهای بررسی خصایص دمای سطح زمین، است (Ghorbannia et al., 2017).

برای تخمین دمای سطح زمین ماهوارههای متعددی از جمله ASTER) Terra Landsat NOAA و ویژگیهای و Sentinel 3 وجود دارند که هرکدام از ویژگیهای خاصی برخوردار است. در این پژوهش نیز با توجه به اینکه اغلب الگوریتمهای تخمین دمای سطح زمین برای سری ماهوارههای لندست طراحی شدهاند و همچنین بهدلیل آرشیو منظم و گستردهٔ بیش از پنجاه Fekrat *et* این ماهواره در اختیار دارد (Kerat *et* و سالهای که سری این ماهواره در اختیار دارد (A انتخاب و استفاده شد. تا کنون الگوریتمهای فراوانی مانند پنجرهٔ مجزا، زاویهٔ دوتایی، کانال مجزا و امثال آنها توسط پژوهشگران برای سنجش دمای سطح زمین بهکار رفتهاند (Akhoondzadeh Hanzaei, 2020). پنجرهٔ مجزا،

رابطهٔ تغییرات پوشش/ کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین...

برپایهٔ تلفیق دو باند حرارتی استوار است. این روش با تلفیق باندهای حرارتی مجاور، تأثیرات اتمسفری را کاهش میدهد (Wang et al., 2019). الگوریتم برای افزایش کارایی و دقت اندازه گیری دمای سطح زمین از افزایش کارایی و SIIT بهره میبرد (,.Niclòs *et al*. 2021).

تحقیقات بسیاری به بررسی رابطهٔ تغییرات کاربری و دمای سطح زمین پرداختند. Shi و همکاران (۲۰۱۷)، تأثیرات الگوی زمانی و مکانی جزایر حرارتی را با رویکرد رگرسیونی کاربری مدلسازی کردند و نتیجه گرفتند که الگوی فضایی جزایر حرارتی با نقشههای کاربری و پوشش زمین ژئومورفومتری شهری در نواحی مسکونی پرتراکم بهویژه در شب تعیین میشود و مدلهای حاصل برای غنیسازی ضوابط طراحی شهری فعلی و کمک به مقابله با تشکیل جزایر حرارتی به کار میروند. Wang و مقابله با تشکیل جزایر حرارتی به کار میروند. اراضی و شمکاران (۲۰۱۸)، الگوهای تغییر کاربری اراضی و اثرهای بالقوهٔ آنها بر تغییر دمای سطح زمین را در یانگون میانمار بررسی کردند. نتایج نشان داد که تغییرات کاربری اثر مستقیمی بر دمای سطح زمین داشته است.

Juárez و همکاران (۲۰۲۱)، به بررسی اثر تغییر پوشش زمین شهری بر الگوی مکانی زمانی دمای سطح زمین در شهر مریدای مکزیک پرداختند. در این پژوهش، دادههای بهدستآمده از تصاویر ماهوارهای لندست برای محاسبهٔ تغییرات کاربری، TST و NDVI بررسی شد. نتایج نشان داد که نابودی پوشش گیاهی، سبب افزایش دمای نشان داد که نابودی پوشش گیاهی، سبب افزایش دمای مطح زمین و ایجاد پدیدهٔ جزیرهٔ حرارتی شده است. Mkbari و همکاران (۲۰۱۶) دمای سطح زمین را در ارتباط با روند تغییرات کاربری در حوضهٔ آبخیز طالقان بررسی کردند. نتایج نشان داد که بیشترین LST در مناطق مسکونی و اراضی بایر است که افزایش بیابانزایی

و کاهش پوشش گیاهی، روند افزایش دمای سطح زمین را تحت تأثير قرار داده است. Kiani-Salmi و Ebrahimi (۲۰۱۸)، به بررسی تأثیر توسعهٔ شهری و تغییر پوشش اراضی بر دمای سطح زمین در شهرکرد پرداختند. نتایج نشان داد که با توسعهٔ شهری مقدار دمای سطح زمین برابر ۲/۲۱ درجهٔ سانتی گراد افزایش یافته است. در این پژوهش، همبستگی شاخص NDVI با نقشهٔ دمای سطح زمین منفی است و در محدودهٔ فضای سبز با LST رابطهٔ معنی داری نسبت به اراضی شهری و بایر دارد. Shabani و همکاران (۲۰۱۹)، به بررسی تأثیر تغییرات کاربری اراضی بر الگوهای زمانی و مکانی دمای سطح زمین و جزایر حرارتی در شهرستان سقز پرداختند. نتایج بیانگر روند افزایشی دما در کاربریهای نواحی مسکونی، بایر و پوشش گیاهی طی دورهٔ پژوهش بود و با توجه به نتایج شاخصهای UHII و UHIII طبقهٔ دارای پوشش گیاهی کم، بیشترین دما را نسبت به طبقات با پوشش گیاهی متوسط و زیاد داشت. براساس نتایج این شاخصها جزایر حرارتی در سالهای ۲۰۰۸ و ۲۰۱۸ در نواحی شمال شرق این منطقه رخ داده است.

Darvishi و همکاران (۲۰۱۹)، اثر تغییرات کاربری را بر دمای سطح زمین در شهرستان مریوان بررسی کردند. نتایج نشان داد با افزایش مساحت نواحی مسکونی و بایر و نیز با کاهش پوشش گیاهی و زمینهای کشاورزی در دورهٔ ۱۹۸۴ تا ۲۰۱۷، دما روندی افزایشی را در کاربریها داشته است. Khedmatzadeh و همکاران کاربریها داشته است. Khedmatzadeh و همکاران حرارتی در حریم شهر ارومیه در سالهای ۲۰۱۰ تا مراتی در حریم شهر ارومیه در سالهای ۲۰۱۰ تا ۱۸۰۸، از تصاویر +ETM و OLI/TIRS لندست استفاده کردند. نتایج نشان داد که با افزایش نواحی مسکونی و توسعهٔ شهر، اراضی باغی و زراعی روند

محيط زيست طبيعي، منابع طبيعي ايران، دوره ٧۴، شماره ٢، تابستان ١٤٠٠



شکل ۱- موقعیت جغرافیایی منطقه (ترکیب رنگی کاذب ۲-۴-۶ تصویر لندست ۸ سال ۲۰۲۰)

۲. مواد و روش ها

۲-۱. منطقة پژوهش

شهرستان شوشتر با وسعت ۳۴۰۶۴۵/۲ هکتار در شمال استان خوزستان قرار گرفته است. موقعیت جغرافیایی این شهرستان حد فاصل ۴۸ درجه و ۳۳ دقیقه تا ۴۹ درجه و ۱۲ دقیقهٔ طول شرقی و ۳۱ درجه و ۳۶ دقیقه تا ۳۲ درجه و ۲۶ دقیقهٔ عرض شمالی (شکل ۱) است. متوسط بارندگی سالانه ۳۲۲ میلیمتر است و بیشترین نزولات جوی در ماههای دی و بهمن بوده است نزولات جوی در ماههای دی و بهمن بوده است معیت ۱۹۲۰۲۸ نفر (سرشماری سال ۱۳۹۵)، در جمعیت ۱۹۲۰۲۸ نفر (سرشماری سال ۱۳۹۵)، در ارتفاع ۱۱۰ متری از سطح دریا قرار دارد و با توجه به فاصلهٔ بهنسبت زیاد آن از خلیج فارس، با بهرممندی از رطوبت کمتر، دارای آبوهوای گرم و نیمهمرطوب است (۱۳ درجهٔ سانتی گراد در تیرماه و حداقل آن ۶- درجهٔ درجهٔ سانتی گراد در دیماه گزارش شده است.

۲-۲. روش پژوهش در پژوهش حاضر، ابتدا تغییرات کاربری شهرستان کاهشی داشتند. بین پوشش و دمای سطح زمین رابطهٔ معناداری وجود دارد که این موضوع، ایجاد جزایر حرارتی روی پوششهای ساختهشدهٔ حریم شهر را آشکار کرد. دما در مناطق مسکونی منطقه ۲/۲۷ درجهٔ سانتی گراد افزایش داشته است.

شهرستان شوشتر در سالیان گذشته تغییرات زیادی را در کاربری تجربه کرده و از رشد جمعیتی بسیاری برخوردار بوده که افزایش دمای سطح زمین و تشکیل جزایر حرارتی را در پی داشته است. با توجه به اهمیت برآورد دمای سطح زمین در تغییرات اقلیمی و محیطی که سبب افزایش دما، مصرف انرژی، آلودگی هوا و اثر بر کیفیت هوا میشود، هدف پژوهش حاضر، بررسی تأثیرات تغییر کاربری بر الگوهای زمانی و مکانی دمای سطح زمین و جزایر حرارتی در دورهای هجدهساله حاضر افزونبر بررسی تأثیر تغییرات هر کاربری بر تغییرات دمای سطح زمین، به معرفی و استفاده از تغییرات دمای الالا ایرای تحلیل زمانی – مکانی شاخصهای الالا و الالالا برای تحلیل زمانی – مکانی دمای سطح زمین و جزایر حرارتی پرداخته است.

رابطهٔ تغییرات پوشش/ کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین...



شکل ۲- مراحل اجرای پژوهش

شده در انتخاب تصاویر ماهوارهای بودند. همچنین تلاش شد که تصویر مناسب در طول سال به گونهای انتخاب شود که بهترین تفکیک کاربری و پوشش زمین را با توجه به کاربریها و نحوهٔ بهرهبرداری از اراضی داشته باشد. برای تصحیح اتمسفری تصاویر ماهوارهای، از تکنیک کاهش ارزش پیکسلهای تاریک ماهوارهای، از تکنیک کاهش ارزش پیکسلهای تاریک (Dark Pixel Subtraction) در محیط نرم افزار tor 4.7 استفاده شد. با این فرضیه که پیکسل تاریک با حداکثر احتمال، کمترین انعکاس طیفی را دارد و متعلق به آب عمیق و سایهٔ میان تصویر است که انعکاس آن صفر است؛ زیرا در صورت وجود ذرات شوشتر در سالهای ۲۰۰۲، ۲۰۱۳ و ۲۰۲۰ بررسی شد. در ادامه برای ارزیابی ارتباط تغییرات هر کاربری با دمای سطح زمین، بیشترین دما در هر کاربری تعیین شد و سپس میزان تغییرات آن بررسی و در نهایت با استفاده از آن، نواحی مستعد جزایر حرارتی ارزیابی شد (شکل ۲). برای بررسی تغییرات کاربری اراضی، از تصاویر+ETM لندست ۲ تاریخ اراضی، از تصاویر+OLI لندست ۸ دو تاریخ ویژگیهایی مانند کامل بودن پوشش منطقه و نبود پوشش ابری در تاریخهای انتخاب شده، از موارد لحاظ

محیط زیست طبیعی، منابع طبیعی ایران، دوره۷۴، شماره ۲، تابستان ۱۴۰۰

فشردگی	شکل	مقياس	تصوير ماهوارهاي
• /Y	٠/١	۲.	ETM+
٠/۴	٠/١	13.	OLI
٠/۴	٠/١	10.	OLI

جدول ۱- وزن اعمال شده برای پارامترهای مؤثر در سگمنتسازی

•/۴	• / 1	۱۳۰	OLI			
•/۴	٠/١	10.	OLI			
جدول ۲- مقادیر QCALMAX ،K2 ،K1 و QCALMIN						

QCALMIN	QCALMAX	K2	K1	سنجنده
١	700	1787/01	<i>१११</i> /• ९	ETM+
١	80020	۱۳۲۱/•۷۸۹	VVF/110m	OIL

پراکنده در جو، پراکنش جوی سبب میشود که عملاً انعكاس طيفى پيكسلهاى تاريك صفر نباشد .(Soffianian and Khodakarami, 2011)

۲-۲-۱. تهیهٔ نقشههای کاربری اراضی

طبقهبندی شیءگرا از فرایند دستهبندی و الگوریتم یادگیری برای تجزیهوتحلیل ویژگیهای طیفی، مکانی و بافتى پيكسلها بهره مىبرد. اين فرايند طبقهبندى نيمه اتوماتیکی را فراهم میکند که از روشهای طبقهبندی ييكسليايه دقيقتر است. مزيت روش شيءگرا اين است که از پیکسلهای منفرد استفاده نمیکند، بلکه مجموعهای از پیکسلهای مجاور را با اطلاعات طیفی، بافتی و هندسی مشخص می کند. با در نظر گرفتن این اطلاعات با روش مبتنی بر اشیا، امکان دستیابی به نتایج بهتر فراهم می شود (Mohammadi and Khodabandehlou, 2020). بنابراین در این پژوهش برای طبقهبندی تصاویر ماهوارهای از روش شیءگرا استفاده شد. طبقهبندی شی، گرا در سه مرحلهٔ کلی شامل سگمنتسازی (قطعهبندی)، طبقهبندی و ارزیابی صحت طبقهبندی انجام می پذیرد (Salmani et al., 2019). برای سگمنتسازی، از الگوریتم چندتفکیکه استفاده شد. نرمافزار eCognition 8.7 برای سگمنتسازی چندتفکیکه از شاخصههای مقیاس، رنگ،

شکل، نرمی، فشردگی و وزنهای متناسب برای باندهای تصويري استفاده مي كند (Yarahmadi *et al.*, 2020). در این پژوهش، براساس آزمون و خطا و بررسی چشمی نتيجهٔ سگمنتسازی، مقادیر پارامترهای مقیاس، شکل و فشردگی تعیین شد (جدول ۱). بهدلیل ماهیت متفاوت باندهای حرارتی و باندهای انعکاسی در تصاویر به کاررفته، باندهای حرارتی کنار گذاشته شد و تنها شش باند از این تصاوير استفاده شد (Hasheminasab and Jafari,) تصاوير استفاده 2018). تعیین وزن باندهای طیفی در سگمنتسازی و تولید اشیای تصویر اثرگذار و کنترلکننده است (Drăguț et al., 2010). در این زمینه، برای استفادهٔ کامل از ظرفیت باندهای تصاویر به کارگرفته شده، کل وزن باندها ۱۰۰ و وزن باند مادون قرمز نزدیک ۴۰ در نظر گرفته شد، چراکه پهنههای آب و پوشش گیاهی به باند مادون قرمز نزدیک حساس اند (Kaplan and Avdan, 2017). بەدلىل وزن بىشتر اين باند نسبت بە دىگر باندهای تصویر، عدد بزرگتر تعریف میشود. با تفسیر منحنیهای انعکاس طیفی و ارزیابی هیستوگرام همبستگی نوارها، بهترین ترکیب نواری با کمترین ضریب همبستگی و بیشترین واریانس در بین ترکیبات باندی، برای طبقهبندی تصاویر انتخاب شد. پس از انتخاب ترکیب نواری مناسب، وزن برای نوارهای تصویر اعمال شد.

رابطهٔ تغییرات پوشش/ کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین...

جدول ٦- تنايج أرزيابي صحت تقسههاي كاربري أراضي					
صحت کلی	ضريب كاپا	تصوير	سال		
٨۶	٨۴	ETM+	77		
٨٨	٨۵	OIL	2013		
٩۵	٨٧	OIL	۲۰۲۰		

جدول ۳- نتایج ارزیابی صحت نقشههای کاربری اراضی

زمین از روشهای دیگر بیشتر است. مبنای الگوریتم پنجرهٔ مجزا، تفاوت جذب در دو باند مختلف در روزنهٔ جوی است. با اجرای این روش، اثر اتمسفر از Heydari میشود (Akhoondzadeh Hanzaei, 2020 تعیین دمای سطح زمین با الگوریتم پنجره مجزا از باند ۶ تصویر +ETM لندست ۲ استفاده شد.

اعداد رقومی تصاویر با استفاده از رابطهٔ ۱ به رادیانس تبدیل و دمای درخشندگی تصاویر نیز محاسبه شد (رابطهٔ ۲). برپایهٔ نتایج پژوهش Sekertekin و Bonafoni (۲۰۲۹) و Wang و همکاران (۲۰۱۹)، نقشهٔ LST تهیهشده با باند حرارتی ۱۱ تصاویر OLI لندست ۸، از اعتبار بیشتری نسبت به باند حرارتی ۱۰ برخوردار است و نتایج دقیقی تولید می کند. از اینرو برای استخراج دمای سطح زمین از تصویر OLI از باند ۱۱ استفاده شد.

(رابطۀ ۱) $\lambda = [(LMAX - LMIN) / (QCALMAX -$ QCALMIN)] × (DN - QCALMIN) + LMIN(رابطۀ۲)

لدر رابطهٔ ۱، LMAX و TB = K2 / ln [(K1/L λ)+1] در رابطهٔ ۱، LMAX و LMIN بهترتیب مقادیر بیشترین و کمترین رادیانس باندهای حرارتی تصاویر را نشان میدهند و QCALMAX و QCALMIN مقادیر بزرگ و کوچک اعداد رقومی باندهای حرارتی هستند (جدول ۲). این مقادیر از هدر فایل تصاویر استخراج شد. در رابطهٔ ۲، مقادیر TB بهترتیب دمای مؤثر در در روش شیءگرا، نواحی تعلیمی بهصورت اشیای تصویری هستند. این روش در مقایسه با روشهای پیکسلپایه به نمونههای تعلیمی کمتری نیاز دارد. شیء نمونه بهطور معمول پیکسلهای نمونهٔ زیاد و تغییرات آنها را در بر می گیرد. میزان صحت طبقهبندی بهطور مستقیم به انتخاب دقيق نمونهها بستكى دارد (Mohammadi and Khodabandehlou, 2020). در این یژوهش، برای طبقهبندی و تهیهٔ نقشه کاربری اراضی سالهای ۲۰۰۲، ۲۰۱۳ و ۲۰۲۰، ۱۰۰ نمونهٔ آموزشی با استفاده از GPS در طی بازدیدهای میدانی برداشت شد. در برداشت نمونههای آموزشی سعی شد نمونهها از پراکنش مناسبی در سطح تصویر برخوردار باشند. با رعایت فواصل نمونهبرداری محل نمونهها در سطح هر کاربری بهصورت تصادفي انتخاب شد طبقهبندي تصاوير با الگوريتم ماشين بردار پشتیبان در نرمافزار eCognition صورت گرفت و در آن شیءهای تصویری برپایهٔ الگوریتم چندتفکیکه به كلاسهاى كاربرى اراضى اختصاص يافت. سپس دقت طبقهبندی با استفاده از ماتریس خطا، صحت کلی و ضريب كاپا ارزيابي شد.

LST). محاسبة دماى سطح زمين (LST)

در این پژوهش، استخراج دمای سطح زمین با استفاده از الگوریتم پنجرهٔ مجزا انجام گرفت. زیرا اتمسفری را حذف می کند و دمای سطح زمین را با استفاده از تر کیبات خطی و غیرخطی دمای ظاهری دو باند مجاور به مرکزیت طول موجهای ۱۱ و ۱۲ میکرومتر بهدست می آورد. دقت این الگوریتم برای محاسبهٔ دمای سطح

صفحه ۴۰۸

۱، تابستان ۱۴۰۰	۰، شمارہ ۲	ایران، دوره۷۴	منابع طبيعي	ن طبيعي،	محيط زيسن
-----------------	------------	---------------	-------------	----------	-----------

جدول ۲- کاربری های طبقهبندی شده در تصاویر ماهواره ای	
کاربری	كلاس
جنگلها و مراتع، باغها و نخیلات، اراضی کشاورزی، چمن، پارکها و فضای سبز	پوشش گياهي
فضاهای باز و نواحی بدون پوشش گیاهی	نواحي باير
مناطق مسکونی، مراکز تجاری و صنعتی، خیابان،ا و رادهای ارتباطی	مناطق ساختەشدە
رودخانهها	پهنههای آب

می توان آن را یکی از عوامل تأثیر گذار در محاسبهٔ دمای سطح زمین (LST) به شمار آورد (LST) سطح زمین 2016). شاخص پوشش گیاهی NDVI که بر ارزشهای طيفی استوار است، بهطور عمده برای شناسایی شرایط رشد پوشش گیاهی کاربرد دارد (مدر پوشش میاهی کاربرد دارد) 2017) و برحسب باندهای قرمز و مادون قرمز نزدیک بهصورت زیر تعریف می شود:

(رابطه۵)

این شاخص NDVI = (NIR – RED) / (NIR+RED) دارای مقادیر نرمال در دامنهٔ بین ۱- و ۱+ است که بررسی و نمایش مقادیر را بهراحتی امکان پذیر میکند (Entezari et al., 2019). مقدار این شاخص تحت تأثیر عواملی قرار می گیرد و در دمای منطقه اثر گذار است، بهطوری که مناطق دارای پوشش گیاهی و آب، بهدلیل داشتن رطوبت نسبی، دمای کمتری از مناطق عاری از پوشش گیاهی و آب دارند (Feizizadeh et al., 2016). ۲-۲-۴. نسبت پوشش گیاهی

از مقادیر نسبت پوشش گیاهی، توان تشعشعی در استخراج دمای سطح زمین مهم است (,Shabani et al., 2019). با استفاده از رابطههای ۶ و ۷، نسبت یوشش گیاهی و توان تشعشعی باندهای حرارتی محاسبه شد. (ابطة)

[(NDVI-NDVIMIN)/(NDVIMAX-PV = NDVIMIN)² (رابطة ۷) $\mathcal{E} = \mathcal{E} \operatorname{veg} PV + \mathcal{E} \operatorname{soil} (1 - PV)$

ماهواره برحسب كلوين (K)، ثابت كاليبراسيون اول، ثابت کالیبراسیون دوم و رادیانس طیفی پیکسل مورد نظر است. در روشهای استخراج LST باید تابش طیفی و دمای درخشندگی باندهای حرارتی تصویر محاسبه شوند. همهٔ اجسامی که دمای آنها بیشتر از صفر مطلق باشد، از خود حرارت گسیل می کنند. بر این مبنا، علائم رسیده به سنجنده را می توان با استفاده از رابطهٔ ۳ به تابش در سطح سنجنده (یا تابش طیفی) تبدیل کرد (راهنمای لندست ۸):

(رابطهٔ ۳)

$L\lambda = ML \times Qcal + AL$

Lλ تابش طیفی در بالای اتمسفر، ML عامل مقیاسسازی ضربی باند خاص، AL عامل مقیاسسازی افزایشی باند خاص و Qcal عدد رقومی (DN) باند مورد نظر است. مرحلهٔ بعد تبدیل تابش به دمای درخشندگی در سنجنده است.

(رابطة ۴)

$T_{\text{sensor}} = K2 / Ln (K1/L\lambda+1)$

Tsensor دمای درخشندگی (درجهٔ کلوین)، Lλ تابش طیفی، Ln لگاریتم نپرین، K1 و K2 ثابتهای کالیبراسیون سنجنده هستند که از فایل مرجع برداشت شدند (Ebrahimi et al., 2016).

۲-۲-۳. بر آورد شاخص يوشش گياهي (NDVI) شاخص پوشش گیاهی تأثیر زیادی در نقل و انتقال انرژی بین زمین و اتمسفر دارد و آثار متفاوتی بر عناصر اقلیمی از جمله دمای پیرامون خود می گذارد، در نتیجه

رابطهٔ تغییرات پوشش/ کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین...

در رابطهٔ ۶، مقدار PV نسبت پوشش گیاهی، NDVIMAX و NDVIMIN بهترتیب بیشترین و کمترین شاخص پوشش گیاهی، و در رابطهٔ ۷، ٤، آد soil ۶ و E veg به بهترتیب توان تشعشعی، توان تشعشعی خاک و توان تشعشعی پوشش گیاهی است. از روشهای محاسبهٔ توان تشعشعی پوشش گیاهی، استفاده از آستانه گذاری NDVI است؛ مقدار کمتر از ۲/۰ مبین خاک لخت است و توان تشعشعی خاک لخت لحاظ میشود و مقدار بیشتر از ۵/۰ بیانگر مناطق با پوشش گیاهی زیاد است و توان تشعشعی پوشش گیاهی برای آن فرض میشود (2013, Iche استخراج و برای دادن مراحل، LCT از طریق رابطهٔ ۸ استخراج و برای تبدیل درجهٔ کلوین به سلسیوس از رابطه ۹ استفاده شد.

(رابطه۸)
LST = TB / [1+ (L
$$\lambda$$
 ×TB / P) lnE]
(رابطهٔ۹)
Tc = LST - 273.15
۲-۲-۲. ارزیابی نتایج

در این پژوهش، برای بررسی رابطه دمای سطح زمین با دمای هوا، از ضریب همبستگی پیرسون (rxy) استفاده شد (رابطه ۱۰). همچنین، مقادیر خطای جذر میانگین مربعات (RMSE) بین دمای حاصل از الگوریتم پنجره مجزا و دمای اندازه گیریشده میدانی، مطابق رابطهٔ ۱۱ محاسبه گردید.

 $S_x \cdot S_{xy} \cdot 1 \cdot f_{t=1}^{X}$ در رابطهٔ ۱۰، $S_x \cdot S_{xy} \cdot 1 \cdot f_{t=1}^{X}$ و $S_x \cdot S_{xy} \cdot 1 \cdot f_{t=1}^{X}$ و انحراف ترتیب کوواریانس میان X و y، انحراف معیار X و انحراف معیار y هستند (Sabziparvar *et al.*, 2016). در رابطهٔ معیار y هستند (At ، 11, مقدار واقعی دما در ایستگاههای هواشناسی، Ft مقدار پیش بینی شده و به دست آمده از الگوریتم

پنجرهٔ مجزا و N تعداد کل ایستگاههای هواشناسی است (Kazemi et al., 2020). ۲-۲-۹. شدت جزایر حرارتی (UHII) و شاخص شدت جزایر حرارتی (UHIII) شدت جزایر حرارتی با استفاده از رابطهٔ ۱۲ و شاخص شدت جزایر حرارتی بر مبنای رابطهٔ ۱۳ استخراج شد. گفتنی است که شاخصهای منطقه به سه طبقهٔ پوشش گفتنی است که شاخصهای منطقه به سه طبقهٔ پوشش زمین در هر طبقه مشخص شده و در ادامه شاخصهای (رابطهٔ ۱۲)

 $UHIII = (T_{OA} - T_{MH}) / T_{MH} = UHII / T_{MH}$ دمای نواحی دیگر و T_{MH} دمای نواحی دارای پوشش گیاهی زیاد است. این شاخص توزیع فضایی Feng *et al.*,) محاسبه می کند (2014). ارزشهای بزرگتر از ۵/۰ در این شاخص، مبین شدت جزایر حرارتی در مقیاسهای زمانی مختلف است شدت جزایر حرارتی در مقیاسهای زمانی مختلف است (Chen and Zhang, 2017).

۳. نتایج

۳-۱. بررسی تغییرات کاربری اراضی پس از طبقهبندی تصاویر ماهوارهای، هر یک از نقشههای پوشش/ کاربری اراضی به چهار کلاس شامل پوشش گیاهی، نواحی بایر، مناطق ساختهشده و پهنههای آب تفکیک شد (شکل ۳). نتایج اعتبارسنجی نقشههای بهدستآمده در جدول ۳ و مشخصات کلاسهای کاربری در جدول ۴ آورده شده است.

جدول ۵، مساحت کاربریها و میزان تغییرات آنها را نشان میدهد. در سالهای ۲۰۰۲ و ۲۰۱۳، پوشش گیاهی و در سال ۲۰۲۰، نواحی بایر، بیشترین مساحت را

صفحه ۴۱۰

محيط زيست طبيعي، منابع طبيعي ايران، دوره ٧۴، شماره ٢، تابستان ١۴٠٠



شکل ۳- نقشههای کاربری اراضی سالهای ۲۰۰۲، ۲۰۱۳ و ۲۰۲۰



شکل ۴- نقشههای تغییرات پوشش/ کاربری اراضی در دورههای زمانی مختلف

دمای سطح زمین و دمای هوا دو متغیر محیطی متفاوت است که با یکدیگر همبستگی دارند (,.Vali et al.) (2019). برای بررسی رابطهٔ دمای سطح زمین با دمای هوا بین این مقادیر، ضریب همبستگی پیرسون تعیین شد. برای تعیین ضریب همبستگی از دادههای روزانهٔ دمای هوای مربوط به تاریخ تصاویر استفاده و سپس میانگین دمای هوا در هر سال مشخص شد. در ادامه ضریب همبستگی بین میانگین دمای هوا با میانگین دمای سطح زمین تعیین شد. ضریب همبستگی پیرسون بین این مقادیر ۸۶/۰ درصد در سطح معناداری ۵۰/۰ (در سالهای ۲۰۰۲ و ۲۰۲۰) بهدست آمد که ارتباط مثبتی ما نشان میدهد (شکل ۵). همبستگی مثبت بین دمای هوا و دمای سطح زمین، با نتایج پژوهش Mutiibwa و همکاران (۲۰۱۵) مطابقت دارد. آنها گزارش کردند که داشته اند. پهنههای آب در همهٔ سالها کمترین مساحت را داشته است. مساحت مناطق ساخته شده و نواحی بایر روند افزایشی و پوشش گیاهی و پهنههای آب روند کاهشی داشته اند، به طوری که تغییرات افزایشی مناطق ساخته شده که از علل اصلی افزایش دمای سطح زمین است، از سال ۲۰۰۲ تا ۲۰۲۰ حدود ۲۱۸۹۵/۴۰ هکتار و روند کاهش پوشش گیاهی در همین دوره ۲۱۸۹۵/۲۹ هکتار و هکتار بوده است (شکل ۴). افزایش نواحی بدون پوشش گیاهی، از دلایل افزایش دمای سطح زمین است. نتایج بیانگر روند افزایشی نواحی بایر است، به طوری که از سال بیانگر روند افزایشی نواحی بایر است، به طوری که از سال نواحی افزوده شده است.

۳-۲. دمای سطح زمین

رابطهٔ تغییرات پوشش/ کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین...

		-		
	11			
پهنههای آب	مناطق ساختەشدە	نواحي باير	پوشش گياهي	سال
۱۷۰۲۹/۷۵	۲۱۸۹۵/۳۹	۹۷۳۱۲/ <i>۸۶</i>	1.4.44/10	77
14095/98	34.09/01	1.4811/84	9 • • 14/4 •	۲۰۱۳
17184/11	4214./10	126.22/6.	88202/28	۲۰۲۰
-7477/74	+17184/11	+7297/68	- 1 V • T 9/VD	۲۰۰۲-۲۰۱۳
-7477/87	+9771/29	+19487/01	-78781/•4	۲۰۱۳-۲۰۲۰
-4880/84	+21769/60	+79791/•4	-4774 • /79	T •• T - T • T •

جدول ۵- مساحت طبقات کاربری اراضی در هر سال و میزان تغییرات آنها



شکل ۵- رابطهٔ بین دمای سطح زمین LST و دمای هوا

الگوریتم مذکور نتایج قابل اعتماد و مطمئنی را در برآورد دمای سطح زمین ارائه می دهد. نتایج مربوط به دمای سطح زمین، روند افزایشی را در طی دورهٔ تحقیق نشان می دهد که از ۳۶ درجهٔ سانتی گراد در سال ۲۰۰۲ به ۴۳ درجهٔ سانتی گراد در سال ۲۰۲۰ رسیده است؛ به بیان دیگر طی دورهٔ سال ۲۰۲۰ رسیده است؛ به بیان دیگر طی دورهٔ افزوده شده است. استخراج بیشترین دمای هر کاربری افزوده شده است. استخراج بیشترین دمای هر کاربری می کند که با بررسی نتایج آن، درک بهتری از اثر تغییرات کاربریها بر دمای سطح زمین خواهیم داشت. پس از استخراج دمای سطح زمین، بیشترین دمای هر کاربری مشخص شد که نتایج حاکی از روند افزایشی دما بدون لحاظ تأثیر عوامل محیطی، تغییرات دمای سطح زمین قادر به بیان دلیل افزایش دمای هوا خواهد بود. در این تحقیق، خطای جذر میانگین مربعات (RMSE)، در مقایسهٔ دمای محاسبهشده از الگوریتم پنجرهٔ مجزا و دمای اندازه گیریشدهٔ میدانی، برای تصاویر سالهای دمای اندازه گیریشدهٔ میدانی، برای تصاویر سالهای دمای اندازه گیریشدهٔ میدانی، الگوریتم پیشنهادشده دست آمد که نشاندهندهٔ کارایی الگوریتم پیشنهادشده در تخمین دمای سطح زمین بوده است. براساس نتایج به دستآمده، کمترین خطای RMSE برای تصویر سنجندهٔ دستآمده، کمترین خطای عوای است. براساس نتایج به دستآمده، کمترین خطای عوده است. براساس نتایج ای در تخمین دمای سطح زمین بوده است. براساس نتایج به دستآمده، کمترین خطای عرای با استفاده از پنجرهٔ مجزا برای تخمین دمای سطح زمین با استفاده از تصاویر لندست با نتایج پژوهش Feizizadeh و همکاران (۲۰۱۶) مطابقت دارد. براساس نتایج پژوهش آنها،

محيط زيست طبيعي، منابع طبيعي ايران، دوره ٧۴، شماره ٢، تابستان ١۴٠٠



شكل ۶- بيشترين دما در طبقات كاربرىها (درجهٔ سلسيوس)



شکل ۷- نقشهٔ دمای سطح زمین در دورهٔ تحقیق

دمای سطح زمین را در پی دارد؛ اما چنانچه پوشش گیاهی از بین برود، فرایند بازتابش دما صورت نمی گیرد و این وضعیت در گذر زمان موجب افزایش دمای سطح زمین میشود. با بررسی بیشترین دما در کاربری پوشش گیاهی مشاهده شد که در سال ۲۰۰۲ که یوشش گیاهی نسبت به سال ۲۰۲۰ وضعیت بهتری داشت، دمای سطح زمین این کاربری کم بود؛ اما در گذر زمان با کاهش پوشش گیاهی، دما افزایش یافته است. در دورهٔ سالهای ۲۰۰۲ تا ۲۰۲۰، دمای سطح زمین در یهنههای آب در حدود ۶/۸۷ درجهٔ سانتی گراد افزایش داشت، اما مقادیر

در کاربریهای مناطق ساخته شده، نواحی بایر و یوشش گیاهی بود. براساس این نتایج، روند کاهشی پوشش گیاهی تأثیر مستقیم بر افزایش دمای سطح زمین در این کاربری داشته است و با بررسی نتایج دمای سطح زمین مشخص می شود که دمای این کاربری از سال ۲۰۰۲ تا ۲۰۲۰ حدود ۷/۴ درجهٔ سانتی گراد بیشتر شده است. تخريب يوشش گياهي به افزايش دماي سطح زمين میانجامد؛ زیرا پوشش گیاهی بهمثابهٔ یکی از دلایل مهم تعدیل دمای سطح زمین سبب می شود که فرایند جذب دما در یک ناحیه صورت نگیرد که این موضوع کاهش

صفحه ۴۱۳

رابطهٔ تغییرات پوشش/ کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین...





ساخته شده موجب نگهداشت بیشتر دما و افزایش دمای سطح زمین در این نواحی می شود و ادامهٔ این روند به ایجاد یا تشدید جزایر حرارتی در مناطق ساخته شده می انجامد. در سال ۲۰۲۰، نواحی بایر دمای بیشتری می انجامد. در سال ۲۰۲۰، نواحی بایر دمای زیاد نسبت به نواحی ساخته شده داشته است. دمای زیاد اراضی بایر نسبت به مناطق شهری ناشی از آن است که اراضی بایر نسبت به مناطق شهری ناشی از آن است که انعکاس در اراضی بایر کم است و در نتیجه این مناطق نور بیشتری را در خود نگه می دارند (Georgescu *et* ای نور بیشتری را در خود نگه می دارند (*al.*, 2011 مهمی برای شکل گیری جزایر حرارتی در نواحی بایر است.

۳–۳. بررسی زمانی و مکانی دمای سطح زمین و جزایر حرارتی

بررسی زمانی و مکانی، از مراحل مهم شناخت جزایر حرارتی است که در این پژوهش براساس شاخصهای UHII و UHIII انجام گرفت. همان طور که در شکل ۸ ملاحظه می شود، کمترین دما در طبقه با پوشش گیاهی زیاد و بیشترین دما در طبقه با پوشش گیاهی کم بوده است. این موضوع اثر کاهش پوشش گیاهی بر افزایش دمای سطح زمین را نشان می دهد.

براساس نتایج شاخصهای UHII و UHII، جزایر حرارتی در سالهای ۲۰۱۳ و ۲۰۲۰ و در نواحی شمال، دما در کاربری از دیگر کاربریها کمتر بود. ظرفیت گرمایی زیاد آب موجب کاهش دمای سطحی این پوششها نسبت به کاربریهای دیگر میشود (Reisi پوششها نسبت به کاربریهای دیگر میشود (معدهساله، مای سطح زمین در مناطق ساختهشده و نواحی بایر دمای سطح زمین در مناطق ساختهشده و نواحی بایر بهترتیب ۶/۸۲ و ۶/۲۲ درجهٔ سانتیگراد افزایش یافت. با بررسی بیشترین دمای کاربریها مشخص میشود که ارتباط مستقیمی بین افزایش دما و گسترش مناطق ساختهشده و نواحی بایر وجود داشته است؛ بهطوری که در سال ۲۰۰۲ که مساحت مناطق ساختهشده و نواحی

بایر کمتر بود، دمای این نواحی نیز کم بود (شکل ۷). در سالهای ۲۰۰۲ و ۲۰۱۳، بیشترین دما مربوط به نواحی ساختهشده بوده است. دمای سطحی زیاد در تواحی شهری نسبت به اراضی کشاورزی و پوششهای گیاهی و آب را میتوان به سطوح نفوذناپذیر مانند بتن، آسفالت و کاشی نسبت داد که بهطور گستردهای در نواحی شهری استفاده میشوند (Zhang et al., 2015). با رشد نواحی شهری و نابودی پوشش گیاهی، دمای نطح زمین در دورهٔ زمانی مورد نظر روندی افزایشی را نشان میدهد. تبدیل چشم انداز طبیعی به چشم انداز مصنوعی بعضی تغییرات را در جذب، پخش و بازتابش انرژی خورشید ایجاد میکند و همزمان با رشد مناطق

تغییرات کاهشی و افزایشی کاربریهای استخراجشده موجب افزایش دمای سطح زمین در طی دورهٔ هجدهساله شده است؛ بهطوری که با بررسی بیشترین دمای کاربریها مشخص میشود که بیشترین دما در سالهای ۲۰۰۲ و ۲۰۱۳ در مناطق ساختهشده و در سال ۲۰۲۰ در نواحی بایر روی داده است. نتایج دمای سطح زمین در طی دورهٔ هجدهساله نیز نشان دهندهٔ روند افزایشی دما در همهٔ کاربریهاست. روند کاهشی پوشش گیاهی، تأثیر مستقیمی بر افزایش دمای سطح زمین در این کاربری داشته است. با بررسی بیشترین دما در کاربری پوشش گیاهی بهوضوح مشاهده میشود که در سال ۲۰۰۲ که پوشش گیاهی وضعیت بهتری داشت، دمای سطح زمین در این کاربری کم بود. اما در گذر زمان با تخریب پوشش گیاهی، دما روندی افزایشی در این نواحی داشت. این موضوع با نتایج پژوهش Entezari و همکاران (۲۰۱۶) مطابقت دارد. آنها گزارش کردند که افزایش بیابانزایی و کاهش پوشش گیاهی، روند افزایش دمای سطح زمین را تحت تأثیر قرار مىدهد. نتايج تحقيق بيانگر اين است كه الگوريتم پنجرهٔ مجزا نتایج قابل اعتماد و دقیقی را در برآورد دمای سطح زمین ارائه داده که در پژوهشهای جغرافیایی و علوم محیطی کاربرد دارد. در پژوهش حاضر، برای پایش زمانی و مکانی دمای سطح زمین و جزایر حرارتی از شاخصهای UHII ،UHII ،NDVI و مقادیر دمای سطح زمین استفاده شد. نتایج بیانگر دمای زیاد در طبقات با پوشش گیاهی کم است. برپایهٔ نتایج شاخصهای UHII، UHII پدیدهٔ جزایر حرارتی در سالهای ۲۰۱۳ و ۲۰۲۰ در نواحی شمال، جنوب شرق و شمال غرب شهرستان شوشتر ایجاد شده است. از شاخصهای UHII، UHII در پژوهشهای Shi و همکاران (۲۰۱۷) و Shabani و همکاران (۲۰۱۹)

جنوب شرق و شمال غرب منطقه ایجاد شده است. جزایر حرارتی واقع در شمال و جنوب شرق، بهدلیل زیاد بودن دمای سطح زمین در مناطق ساخته شده ایجاد شده است. توسعهٔ نواحی مسکونی و صنعتی، گرمایش ساختمانها، آلودگی هوا و استفاده از آسفالت در ساختن خیابانها که جاذب نور است، از عوامل تشکیل جزایر حرارتی در این نواحی بودهاند. این بخشها گرمای خورشید را جذب و در خود ذخیره می کنند. گرمای موجود در خیابانها و ساختمانها در شب به هوا منتقل شده و روند کاهش دما کند میشود. جزیرهٔ حرارتی واقع در شمال غرب، در نواحی بایر با پوشش گیاهی کم ایجاد شده است. این جزیره بهدلیل دمای زیاد ناشی از رسوبات ماسهای در این ناحیه شکل گرفته و انعکاس پرتوهای ساطعشده از خورشید در آن کم بوده است. پوشش گیاهی با توجه به نقش تعدیل کنندهٔ خود اثر زیادی بر کاهش دمای سطح زمین دارد و نتایج این تحقیق، مبین این است که در طبقهٔ با پوشش گیاهی کم، دمای سطح زمین زیاد بوده، اما در طبقات با پوشش گیاهی زیاد و متراکم، دمای سطح زمين كم بوده است.

۴. نتیجه گیری

نتایج پژوهش، کارایی زیاد دادههای لندست و پردازش شیءگرا برای طبقهبندی تصاویر و تحلیل تغییرات کاربری را نشان داد. در سگمنتسازی تصاویر، وزن پارامترهای مقیاس، شکل، فشردگی و باندهای تصویری، بهشکل کاملاً محسوسی در وضوح و کیفیت تصویر تأثیر میگذارد که از این یافته میتوان افزایش کیفیت سگمنتسازی را بهخوبی توجیه کرد. نتایج حاصل از بررسی تغییرات کاربری در شهرستان شوشتر، روند افزایشی کاربری مناطق ساختهشده و نواحی بایر را در طی سالهای ۲۰۲۲ تا ۲۰۲۰ نشان داد. در همین دوره از مساحت پوشش گیاهی و پهنههای آب کاسته شد.

رابطهٔ تغییرات پوشش/ کاربری شهرستان شوشتر با دمای سطح زمین...

تأثیر کاهش پوشش گیاهی و گسترش مناطق مسکونی و نواحی بایر بر افزایش دمای سطح زمین است. دستاوردهای این پژوهش را میتوان بهمنظور کسب اطلاعات از دمای سطح زمین، کاربری زمین و نیز تغییرات حادثشده در منطقه در اختیار متخصصان قرار داد تا با اتخاذ سیاستهای مطلوب و درست، وضع آینده را پیشبینی کنند.

References

Akbari, A., Ebrahimi, M., Nejad-Soleimani, H., Faizi-Zadeh, B., 2016. Assessment of land surface temperature in relation to the trend of land-use changes using satellite images: A case study of Taleghan watershed, Geography and Environmental Planning 26(4): 151-170. (In Persian)

Blaschke, T., Feizizadeh, B., Holbling, D. 2014. Object based image analysis and digital terrain analysis for locating landslides in the Urmia lake basin of Iran, Selected Topics in Applied Earth Observations and Remote Sensing 7(12): 4806-4817.

Bonye, S., Aasoglenang, T., Yiridomoh, G., 2021. Urbanization, agricultural land-use change and livelihood adaptation strategies in peri-urban Wa, Ghana. SN Social Sciences 1(1): 1-23.

Borhani, K., Goodarzi, S., Ismaili, S., 2020. Feasibility study of using adaptation and mitigation strategies against urban heat islands: A case study of Tehran metropolis, Human Geography Research 52(1): 263-281. (In Persian)

Chen, C., Li, W., Gao, L., Li, H., Plaza, J., 2018. Special issue on advances in real-time image processing for remote sensing, Real Time Image Processing 15(3): 435-438.

Chen, X., Zhang, Y., 2017. Impacts of urban surface characteristics on spatiotemporal pattern of land surface temperature in Kunming of China, Sustainable Cities and Society 32(6): 87-99.

Darvishi, S., Rashidpour, M., Soleimani, K. 2019. Investigating the relationship between land-use changes and lan surface temperature using satellite images: A case study of Marivan township, Geography and Development 17(54): 143-162. (In Persian) استفاده شد و نتایج پذیرفتهای در زمینهٔ پایش زمانی و مکانی دمای سطح زمین بهدست آمد. نتایج این تحقیقات همسو با یافتههای تحقیق حاضر بود. تأثیرات تغییرات کاربری بر دمای سطح زمین در پژوهشهای ملاbari و همکاران (۲۰۱۶) و Darvishi و همکاران (۲۰۱۹) همانند تحقیق حاضر نشان داده شده است؛ مقایسهٔ نتایج تحقیقات با پژوهش حاضر، نشاندهندهٔ

Drăguţ, L., Tiede, D., Levick, S., 2010. ESP: a tool to estimate scale parameter for multiresolution image segmentation of remotely sensed data, Geographical Information Science 24(6): 859-871.

Ebrahimi, B., Rengzen, K., Riahi, H., Taghizadeh, A., 2016. Determining the most appropriate method of extracting the land surface temperature using Landsat 8 satellite images in the metropolis of Karaj, Remote Sensing and GIS 8(3): 59-76. (In Persian)

Entezari, A., Abolghasem, A., Aliabadi, K., Khosravian, M., Ebrahimi, M., 2016. Monitoring land surface temperature and evaluating change detection land-use: A case study of Parishan lake basin, Hydrogeomorphology 3(8): 113-139. (In Persian)

Entezari, A., Zandi, R., Khosravian, M., 2019. Evaluation of spatial changes in vegetation and land surface temperature using Landsat and MODIS Images: A case study of Fars province, Watershed Engineering and Management 11(4): 929-940. (In Persian)

Feizizadeh, B., Dideban, K., Gholamnia. 2016. Estimation of land surface temperature using Landsat 8 satellite imagery and split-window algorithm: A case study of Mahabad watershed, Geographical Data 25(98): 171-181. (In Persian)

Feizizadeh, B., Khedmatzadeh, A., Nikjoo, M., 2018. Micro-classification of orchards and agricultural croplands by applying object based image analysis and fuzzy algorithms for estimating the area under cultivation, Applied Research in Geographical Sciences 18(48): 201-216. (In Persian)

Fekrat, H., Asghari, S., Alavipanah, K., 2020. Estimation of Ardabil land surface temperature using



محيط زيست طبيعي، منابع طبيعي ايران، دوره ٢۴، شماره ٢، تابستان ١۴٠٠

Landsat images and accuracy assessment of land surface temperature estimation methods with ground truth data, RS and GIS for Natural Resources 11(4): 114-136. (In Persian)

Feng, H., Zhao, X., Chen, F., Wu. L. 2014. Using landuse change trajectories to quantify the effects of urbanization on urban heat island, Advances in Space Research 53(3): 463-473.

Froese, R., Schilling, J., 2019. The nexus of climate change, land-use, and conflicts, Current Climate Change Reports 5(1): 24-35.

Georgescu, M., Moustaoui, M., Mahalov, A., Dudhia, J., 2011. An alternative explanation of the semiarid urban area oasis effect, Geophysical Research: Atmospheres 116, 1-13.

Ghorbannia, W., Mirsangari, M., Liaghati, H., Armin, M., 2017. Estimation of land surface temperature and land-cover of Dena Township using split-window algorithm and Landsat 8 satellite data, Environmental Sciences 15 (2): 55-74. (In Persian)

Gohain, K., Mohammad, P., Goswami, A. 2021. Assessing the impact of land-use/cover changes on land surface temperature over Pune city, India, Quaternary International 575: 259-269.

Hashemi, M., Alavipanah, K., Dinarvandi, M., 2013. Land surface temperature assessment in urban environment using thermal remote sensing, Environmental Studies, 39(1): 81-91. (In Persian)

Hasheminasab, S., Jafari, R., 2018. Evaluation of landuse changes order to desertification monitoring using remote sensing techniques, Spatial Analysis Environmental Hazarts 5(3): 67-82. (In Persian)

Heydari, M., Akhoondzadeh Hanzaei, M., 2020. Development a split-window algorithm to estimate land surface temperature from Sentinel-3 satellite data, Geospatial Information Technology 8(2): 93-113. (In Persian)

Huang, Q., Huang, J., Yang, X., Fang, C., Liang, Y. 2019. Quantifying the seasonal contribution of coupling urban land-use types on urban heat island using land contribution Index: A case study in Wuhan, China, Sustainable Cities and Society 44: 666-675.

Juárez, E., López-Martínez, J., Hernández-Stefanoni, J., Hernández-Nuñez, H., 2021. Impact of urban landcover changes on the spatial-temporal land surface temperature in a tropical city of Mexico, Geo-Information 10(2): 1-16.

Kaplan, G., Avdan, U., 2017. Object-based water body extraction model using Sentinel-2 satellite imagery, Remote Sensing 50(1): 137-143.

Kazemi, M., Salmani, B., Feizizadeh, B. 2020. Evaluating the types of split-window algorithms for calculating the land surface temperature to determine the best algorithm for MODIS sensor images, RS and GIS for Natural Resources 11(2): 106-127. (In Persian)

Khedmatzadeh, A., Mousavi, M., Mohammadi-Turkmani, H., Mohammadi, M. 2021. Analysis of landuse change and the formation of heat islands in the boundaries of Urmia city using remote sensing, Regional Planning 11(41): 119-134. (In Persian)

Kiani-Salmi, A., Ebrahimi, A., 2018. Assessing the impact of urban development and land-cover changes on land surface temperature in Shahrekord, RS and GIS in Natural Resources 9(4): 102-118. (In Persian)

Kowe, P., Mutanga, O., Odindi, J., Dube, T., 2021. Effect of landscape pattern and spatial configuration of vegetation patches on urban warming and cooling in Harare metropolitan city, Zimbabwe, GIScience & Remote Sensing 58(2): 261-280.

Mathew, A., Khandelwal, S., Kaul, N., Chauhan, S. 2018. Analyzing the diurnal variations of land surface temperatures for surface urban heat island studies: Is time of observation of remote sensing data important, Sustainable cities and society, 40: 194-213.

McDaniel, M., Saha, D., Dumont, M., Hernández, M., Adams, M., 2019. The effect of land-use change on soil CH 4 and N 2 O fluxes: a global meta-analysis, Ecosystems 22(6): 1424-1443.

Merdasi, G., Yazdanpanah, M., Forouzani, M., Baradaran, M., 2018. Application of analytical hierarchy process in analysis of agricultural systems: A case Study of Shooshtar township of Iran. Village and Development 21(1): 1-23. (In Persian)

Mohammadzadeh, K., Feizizadeh, B., 2020. Identifying and monitoring soil salinization in the eastern part of

Archive of SID.ir

صفحه ۴۱۷

Urmia Lake together with comparing capability of object based image analysis techniques, Water and Soil Conservation Research 27(3): 65-84.

Mohammadi, A., Khodabandehlou, B., 2020. Classification and assessment of land-use changes in Zanjan city using object-oriented analysis and Google Earth Engine system, Geography and Environmental Planning 31(2): 25-42. (In Persian)

Mombeni, M., Asgari, H., 2018. Monitoring, assessment and prediction of spatial changes of land-use/cover using Markov Chain model: A case study of Shooshtar Khuzestan, Geographical Data, 27(105): 35-47. (In Persian)

Mutiibwa, D., Strachan, S., Albright, T., 2015. Land surface temperature and surface air temperature in complex terrain, Selected Topics in Applied Earth Observations and Remote Sensing 8(10), 4762-4774.

Nateghi, S., Lamenter, A., Hoshang-Ehsani, A., Bazrafshan, A., 2017. Evaluating the vegetation changes upon vegetation index by using remote sensing, Rangeland and Desert Research 24(4): 778-790.

Niclòs, R., Puchades, J., Coll, C., Barberà, M. J., Pérez-Planells, L., Valiente, J., Sánchez, J., 2021. Evaluation of Landsat-8 TIRS data recalibrations and land surface temperature split-window algorithms over a homogeneous crop area with different phenological land-covers, Photogrammetry and Remote Sensing 174: 237-253.

Raut, S., Chaudhary, P., Thapa, L., 2020. Landuse/Cover Change Detection in Pokhara Metropolitan, Nepal Using Remote Sensing, Geoscience and Environment Protection 8(8): 25-35.

Reisi, M., Ahmadi, M., Aye, L. 2019. Remote sensing for urban heat and cool islands evaluation in semi-arid areas, Environmental Science and Management 5(3), 319-330.

Rodríguez, J., Echeverría, C., Oyarzún, C. & Morales, L. (2018). Impact of land-use change on biodiversity and ecosystem services in the Chilean temperate forests, Landscape Ecology 33(3): 439-453.

Sabziparvar, A., Fakharizadeh Shirazi, E., Nazemosadat, M., Rezaei, Y. 2016. Validation of land

surface temperature from Landsat-5 and MODIS images: A case study of wheat fields of Marvdasht plain, Water and Soil Conservation, 23(4): 25-43. (In Persian)

Salmani, S., Ebrahimi, H., Mohammadzadeh, K., Valizadeh-Kamran, K., 2019. Evaluation of different object-oriented classification techniques in land-use Extraction from Iconus satellite images, Geographical Data 28(111): 205-215. (In Persian)

Sekertekin, A., Bonafoni, S., 2020. Land surface temperature retrieval from Landsat 5, 7, and 8 over rural areas: assessment of different retrieval algorithms and emissivity models and toolbox implementation, Remote Sensing 12(2): 1-32.

Shabani, M., Darvishi, S., Soleimani, K., 2019. Investigating the effects of land-use changes on spatialtemporal patterns of land surface temperature and heat islands: A case study of Saqqez Township, Geography and Environmental Planning 30(1): 37-54. (In Persian)

Shi, Y., Katzschner, L., Ng, E., 2017. Modelling the fine-scale spatiotemporal pattern of urban heat island effect using land-use regression approach in a megacity, Science of the Total Environment, 618(15): 891-904.

Sieber, P., Ericsson, N., Hansson, P. 2019. Climate impact of surface albedo change in life cycle assessment: implications of site and time dependence. Environmental Impact Assessment Review 77: 191-200.

Soffianian, A., Khodakarami, L., 2011. Land-use mapping using fuzzy classification: A case study of three catchment areas in Hamedan province, Town and Country Planning, 3(4): 95-114. (In Persian)

Tran, D., Pla, F., Latorre-Carmona, P., Myint, S., Caetano, M., Kieu, H., 2017. Characterizing the relationship between land-use/cover change and land surface temperature, Photogrammetry and Remote Sensin 124: 119-132.

Vali, A., Mousavi, H., Abbasi, H., 2019. Analysis and evaluation of the trend of land-use change in Mobarakeh in order to achieve sustainable development, Urban Social Geography 6 (2): 73-86. (In Persian)

محيط زيست طبيعي، منابع طبيعي ايران، دوره ٧۴، شماره ٢، تابستان ١٤٠٠

Vali, A., Ranjbar, A., Mokarram, M., Taripanah. F., 2019. An investigation of the relationship between land surface temperatures, geographical and environmental characteristics, and biophysical indices from Landsat images, RS & GIS for Natural Resourcesn 10(3): 35-58.

Wang, L., Lu, Y., Yao, Y. 2019. Comparison of three algorithms for the retrieval of land surface temperature from Landsat 8 images, Sensors 19(22): 1-22.

Wang, M., He, G., Zhang, Z., Wang, G., Wang, Z., Yin, R., Cui, S., Wu, Z., Cao, X. 2019. A radiancebased split-window algorithm for land surface temperature retrieval: Theory and application to MODIS data, Applied Earth Observation and Geoinformation 76: 204-217.

Wang, Y., Hu., S., Myint., C., Feng., C., Chow, W., Passy, P., 2018. Patterns of land change and their potential impacts on land surface temperature change in Yangon, Myanmar, Science of the Total Environment 643: 738-750.

Wen, Y., Hu, C., Zhang, G., Jian, S., 2020. Response of the parameters of excess infiltration and excess storage model to land-use cover change, Hydrology and Hydromechanics 68(2): 99-110.

Wolde, Z., Wei, W., Likessa, D., Omari, R., Ketema, H. 2021. Understanding the impact of land-use and land-cover change on water-energy-food nexus in the gidabo watershed, East African Rift Valley, Natural

Resources Research 30(3): 2687-2702.

Yarahmadi, J., Rostamizad, Q., Saei, H. 2020. Detection of changes in forest cover in an objectoriented way using satellite images in the Ilgneh-Chay watershed of Arasbaran forests, Protection and Exploitation of Hyrcanian Forests 1(2): 59-70. (In Persian)

Yari, M., Soltani-Gerdefaramarzi, S., Ghasemi, M., 2019. Investigation of the effect of to land-use changes on flood hydrograph and fluctuations of groundwater level in part of Ghareh Souh basin, Geography and Environmental Hazards 8(3): 41-58. (In Persian)

Zarei, A., Shah-Hosseini, R., Ranjbar, S., Hasanlou, M., 2021. Validation of non-linear split-window algorithm for land surface temperature estimation using Sentinel-3 satellite imagery: A case study of Tehran province, Iran, Advances in Space Research 67(12): 3979-3993.

Zhang, Y., Balzter, H., Zou, C., Xu, H., Tang, F., 2015. Characterizing bi-temporal patterns of land surface temperature using landscape metrics based on sub-pixel classifications from Landsat TM/ETM+, Applied Earth Observation and Geoinformation 42, 87-96.

Zhong, Y., Wang, J., Zhao, J. 2020. Adaptive conditional random field classification framework based on spatial homogeneity for high-resolution remote sensing imagery, Remote Sensing Letters 11(6): 515-524.