

مقاله تأثیر تغییر کاربری/پوشش زمین بر دمای سطح زمین در منطقه ساحلی بوشهر پژوهشی

فاضل امیری، طیبه طباطبایی

جش از دور و

دریافت: ۷ خرداد ۱۳۹۵/ بازنگری: ۱۱ مرداد ۱۳۹۵/ پذیرش: ۵ مهر ۱۳۹۵ دسترسی اینترنتی: ۱ خرداد ۱٤۰۱/ دسترسی چاپی: ۱ خرداد ۱٤۰۱

چکیدہ

پیشینه و هدف افزایش تغییر کاربری و پوشش زمین در اثر توسعه شهرنشینی باعث افزایش دمای شهرها در مقیاس محلی می شود و تا حد زیادی موجب افزایش استرس اکولوژیکی می شود. در حال حاضر، بسیاری از مناطق شهری با تبدیل گسترده کاربری اراضی و دور به طور قابل توجهی در تشخیص تغییر کاربری/پوشش زمین (LULC) و پیامدهای آن موثر هستند. سنجنده ای مختلف ماهوارهای قادر به شناسایی این مناطق تغییر با استفاده از باندهای مرئی و مادون قرمز نزدیک (VNIR) و امواج مادون قرمز کوتاه (SWIR) هستند. علاوه بر الگوریتمهای طبقه بندی مرسوم ویژگیهای اراضی استفاده می شوند. شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی (NDVI) را می توان به عنوان کاربردی ترین شاخص طیفی در این سناریو در نظر گرفت. شاخص نرمال شده تفاوت

فاضل امیری(🖂) '، طیبه طباطبایی '

 دانشیار گروه منابع طبیعی و محیط زیست، واحد بوشهر، دانشگاه آزاد اسلامی، بوشهر، ایران

 ۲. دانشیار گروه محیط زیست، واحد بوشهر، دانشگاه آزاد اسلامی، بوشهر، ایران پست الکترونیکی مسئول مکاتبات : Fazel.Amiri@iau.ac.ir

http://dorl.net/dor/20.1001.1.26767082.1401.13.2.7.7

پوشش گیاهی یک فاکتور مهم در فرآیندهای بررسی در پایش دمای سطح زمین (LST) است و در هر مطالعهٔ مرتبط با LST استفاده می شود. NDVI به طور مستقیم در تعیین گسیلمندی سطح زمین استفاده می شود و بنابراین یک عامل مهم برای تخمین LST است. همچنین طبقات کاربری/پوشش اراضی LULC با محدودیتهای آستانه بهینه در محیطهای فیزیکی مختلف تعیین میشود. به عنوان یک شاخص پوشش گیاهی، NDVI تا حد زیادی به تغییرات زمانی و مکانی بستگی دارد. از این رو، LST نیز با تغییرات زمانی و مکانی، تغییر مینماید. بنابراین، ارزیابی زمانی و مکانی LST و NDVI یک فاکتور مهم در تهیهٔ نقشه و پایش دمای سطح زمین، به ویژه در محیطهای شهری است. در این تحقیق LST و NDVI را در مردادماه در اراضی ساحلی بوشهر با استفاده از تصویر ماهوارهای لندست برای سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ بررسی می شود. نقشه LULC با مقادیر آستانه مناسب NDVI به دست آمد. از اهداف این مطالعه؛ ١) تجزيه و تحليل تغييرات زماني الگوى توزيع مكاني LST در منطقه مورد مطالعه، ۲) تعیین تغییرات مکانی-زمانی رابطهٔ LST-NDVI برای کل اراضی مورد مطالعه، و ۳) بررسی تغییرات مكانى-زمانى رابطهٔ LST-NDVI در انواع مختلف كاربرى/ پوشش اراضى.

مواد و روش ها منطقه مطالعه اراضی شهر بوشهر که در ساحل شمالی خلیجفارس، با ابعاد ۲۰ در ۸ کیلومتر با مساحت ۱۰۱۱/۵ کیلومترمربع و با متوسط حداقل دما ۱۸/۱ درجه سانتیگراد و متوسط حداکثر دمای ۳۳ درجه سانتی گراد، میزان رطوبت نسبی بین ۷۵–۸۸ در صد و متوسط بارندگی سالیانه ۲۷۲ میلیمتر است. دادههای مورد استفاده در این تحقیق شامل؛ داده سنجنده لندست ۸ (OLI) و سنجنده مادون قرمز حرارتی (TIRS) در سال ۲۰۲۰؛ داده +ETM سال ۲۰۰۵، و داده TM در سال ۱۹۹۰ که از مرکز داده های سازمان زمین شناسی ایالات متحده (USGS) دانلود شده است. سنجنده لندست ۸ TIRS دارای دو باند TIR (باندهای ۱۰ و ۱۱) است که در آنها باند ۱۱ دارای عدم قطعیت در کالیبراسیون است. بنابراین، تنها باند ۱۰ TIR (رزولوشن ۱۰۰ متر) برای مطالعه حاضر توصيه شده است. باند ۲۱ TIR به اندازه پيکسل ۳۰×۳۰ متر با روش کانولوشن مکعبی توسط USGS تبدیل گردید. داده های Landsat 5 TM تنها دارای یک باند مادون قرمز حرارتی TIR (باند ٦) با وضوح ١٢٠ متر است كه همچنين توسط USGS به اندازه پیکسل ۳۰ ×۳۰ متر با روش کانولوشن مکعبی تبدیل گردید. برای داده لندست TM و *ETM وضوح مکانی ۳۰ متر باندهای مرئی به مادون قرمز نزدیک (VNIR) استفاده شد. روش طبقهبندی حداکثر احتمال براي تعيين صحت نقشه طبقهبندي كاربري/پوشش اراضي LULC بدست آمده از شاخص آستانه NDVI استفاده شد. در این مطالعه جهت استخراج دمای سطح زمین از الگوریتم تک پنجرهای برای بازیابی LST از سنجندههای ماهواره لندست چند زمانی استفاده شد. شاخص تفاوت پوشش گیاهی (NDVI) برای استخراج انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی با استفاده از مقادیر آستانه استفاده شد. این مقادیر آستانه با توجه به تفاوت در محیط فیزیکی متفاوت است. محدودیتهای آستانه NDVI بر روی تصاویر اعمال شد تا انواع مختلف مختلف كاربري/پوشش اراضي استخراج شود. نتایج و بحث مقادیر دقت کلی طبقهبندی LULC در سال های ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ به ترتیب ۷۳/٦٪، ۸۳/۹٪ و ۸٤/٦٪ است. ضرایب کاپا برای طبقات LULC به ترتیب ۰/۸۷، ۰/۸۰ و ۰/۸٤ برای

سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ بود. در مطالعه حاضر میانگین دقت



کلی و میانگین ضریب کاپا به ترتیب ۸۰/۷ درصد و ۸۰/۰ بود. بنابراین، طبقه بندی نقشه طبقهبندی کاربری/پوشش اراضی بر اساس روش آستانه NDVI قابل قبول می باشد. نتایج این تحقیق، افزایش تدریجی (۱/٤ درجه سانتی گراد در طول سالهای ۱۹۹۰–۲۰۰۵ و ۲ درجه سانتی گراد در طول ۲۰۰۵–۲۰۲۰) LST در کل دوره مطالعه را نشان داد. میانگین مقدار LST در سه سال مطالعه کمترین (۲۰/۸٦ نشان داد. میانگین مقدار LST در سه سال مطالعه کمترین (۲۰/۳ مانتی گراد) در پوشش گیاهی و بالاترین (۷۰/۹ درجه سانتی گراد) در زمینهای بایر و مناطق ساخته شده/مسکونی بود. بهترین (۷۹/۰) و کمترین همبستگی (۰۰/۰-)، در حالی که همبستگی متوسط (۹۸/۰-) مشاهده شد. همبستگی IST NDVI در حالی که همبستگی پوشش گیاهی منفی قوی (۰۰/۰-) بود. IST تا حد زیادی توسط ویژگیهای کاربری اراضی کنترل می شود.

نتیجهگیری مطالعه حاضر به تحلیل رابطه مکانی و زمانی LST و NDVI در اراضی ساحلی بوشهر با استفاده از ۳ مجموعه داده لندست برای سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ پرداخت. الگوریتم تک پنجرهای در استخراج LST استفاده شد. به طور کلی، نتایج نشان داد که LST در سالهای مطالعه با NDVI رابطه معکوس دارد. وجود پوشش گیاهی از عوامل اصلی منفی بودن زیاد این همبستگی است. رابطهٔ LST-NDVI برای انواع کاربری/پوشش اراضی LULC متفاوت است. در مناطقی با پوشش گیاهی یک رابطهٔ رگرسیون منفی قوی (۰۰/۸۰) بین LST و NDVI برقرار است، میانگین LST منطقه مورد مطالعه ۳/۷ درجه سانتی گراد طی سالهای ۱۹۹۰–۲۰۲۰ افزایش یافت. تبدیل سایر کاربری اراضی به مناطق ساخته شده و اراضی بایر تأثیر زیادی بر میانگین LST در مناطق شهری دارد. روند تغییرات LST در هر دو منطقه ساخته شده تغییر یافته و بدون تغییر و اراضی بایر افزایشی بود. این مطالعه می تواند به عنوان مرجعی برای کاربری اراضی و برنامه ریزی زیستمحیطی در اراضی ساحلی مورد استفاده قرار گيرد.

واژههای کلیدی: لندست، دمای سطح زمین (LST)، شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی (NDVI)، اراضی ساحلی

لطفاً به این مقاله استناد کنید: امیری، ف.، طباطبایی، ط. ۱٤۰۱. تأثیر تغییر کاربری/پوشش زمین بر دمای سطح زمین در منطقه ساحلی بوشهر، نشریه سنجشازدور و سامانه اطلاعات جغرافیایی در منابع طبیعی، ۱۳(۲): ۱۷۷–۱۳۰.

مقدمه

افزایش تغییر کاربری و پوشش زمین در اثر توسعه شهرنشینی باعث افزایش دمای شهرها در مقیاس محلی می شود و تا حد زیادی موجب افزایش استرس اکولوژیکی میشود (٥، ۱۸، ۱۹ و ۲۲). در حال حاضر، بسیاری از مناطق شهری با تبدیل گسترده کاربری اراضی و ایجاد مناطق گرمایی جدید مواجهه هستند (۱۵ و ۳۸). تکنیک های سنجش از دور به طور قابل توجهی در تشخیص تغییر کاربری/پوشش زمین (LULC) و پیامدهای آن موثر هستند. سنجندههای مختلف ماهواره ای قادر به شناسایی این مناطق تغییر با استفاده از باندهای مرئی و مادون قرمز نزدیک (VNIR) و امواج مادون قرمز کوتاه (SWIR) هستند (۷). علاوه بر الگوریتمهای طبقهبندی مرسوم کاربری/پوشش اراضی، برخی از شاخص،های طیفی در تشخیص ویژگیهای اراضی استفاده می شوند. شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی (NDVI) را می توان به عنوان کاربردی ترین شاخص طیفی در این سناریو در نظر گرفت (۹). اخیراً، باندهای مادون قرمز حرارتی (TIR) نیز در تولید برخى شاخص ها براى استخراج انواع مختلف كاربرى/پوشش اراضی استفاده می شوند (۲ و ۲۱). این شاخص های سنجش از دور در زمینههای کاربردی مختلف مانند تهیهٔ نقشه سنگها و مواد معدنی، تهیهٔ نقشههای اراضی جنگل، پایش اراضی كشاورزى، تهيهٔ نقشه كاربرى/پوشش اراضي، تهيهٔ نقشه مخاطرات، تهیهٔ نقشه جزایر حرارتی شهری و نظارت و پایش و سایر موارد استفاده میشود (۱٤ و ۲۳). دمای سطح زمین (LST) تهیه شده از دادههای سنجش از دور به طور گسترده در تشخيص جزاير حرارتي شهري و منطقه آسايش اكولوژيكي استفاده می شود (٤، ۲۹ و ۳۰). دمای سطح زمین (LST) می تواند به طور قابل توجهی در یک کاربری خاص زمین که دارای گسترده وسیع است یا در داخل یک منطقه شهری ناهمگن نسبتاً کوچک تغییر کند (۱۱). میزان بازتاب باند مادون قرمز حرارتی (TIR) در کاربریهای مختلف زمین LULC متفاوت است و در نتیجه LST تا حد زیادی در یک محیط شهری متفاوت است (۲۷). کاربری/پوشش اراضی اغلب

توسط فرآیند تبدیل اراضی تغییر میکنند (۱۲). بنابراین، زمان و مکان دو عامل مهم در پایش دمای سطح زمین (LST) است. این دادههای مکانی و زمانی LST نیز با تغییرات مکانی تغییر میکنند زیرا آزیموت خورشید بسته به مکان تغییر میکنند. از این رو، بررسی تغییرات مکانی LST در ارتباط با تغییرات کاربری/ پوشش اراضی بسیار مهم است.

شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی (NDVI) یک فاکتور مهم در فرآیندهای بررسی در پایش LST است و در هر مطالعهٔ مرتبط با LST استفاده می شود (۳٦). NDVI به طور مستقیم در تعیین گسیلمندی سطح زمین استفاده می شود و بنابراین یک عامل مهم برای تخمین LST است (۱ و ۲٦). همچنین طبقات کاربری/پوشش اراضی LULC با محدودیتهای آستانه بهینه در محیطهای فیزیکی مختلف تعيين ميشود (٢). به عنوان يک شاخص پوشش گياهي، NDVI تا حد زیادی به تغییرات زمانی و مکانی بستگی دارد (۹). از اینرو، LST نیز با تغییرات زمانی و مکانی، تغییر مینماید. بنابراین، ارزیابی زمانی و مکانی LST و NDVI یک فاکتور مهم در تهیهٔ نقشه و پایش دمای سطح زمین (LST)، به ویژه در محیطهای شهری است. رابطهٔ بین LST با NDVI در بسیاری از مطالعات سنجش از دور، بررسی شده است (۸ و ۳۱). ماهیت و همبستگی این رابطه به مکان و زمان بستگی دارد. به طور کلی، در مناطق گرم، رابطه LST-NDVI منفی است (۱۱ و ۳۷). منفی بودن رابطه با تغییر نوع کاربری/پوشش اراضی LULC در طول زمان تعیین می شود. بنابراین تغییرات مکانی و زمانی در این رابطه در کاربری/پوشش اراضی مختلف مشاهده می شود. مطالعات متعددی در مورد تجزیه و تحلیل مکانی-زمانی رابطه LST-NDVI انجام شده است (۳، ۳۶ و ۳۵). مطالعات کومار و شکر (۱۷)، متیو و همکاران (۲۰) و سنیگراهی و همکاران (۲٤) نشان داد که LST یک رابطه منفی با NDVI ایجاد می کند و این منفی بودن میتواند با فصل تغيير كند. اين رابطه مي تواند با تغيير انواع كاربري اراضي نيز تغییر کند. سطح پوشش گیاهی یک همبستگی قوی ایجاد می کند و استحکام در اراضی بایر و بدون پوشش گیاهی،

مناطق مسکونی و تحت فعالیت ساخت و ساز انسانی و سطح آب کاهش مییابد (۱۲).

مطالعه LST و NDVI را در مردادماه در اراضی بوشهر با استفاده از تصویر ماهوارهای لندست Landsat برای سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ بررسی میکند. نقشه LULC با مقادیر آستانه مناسب NDVI به دست آمد. از اهداف این مطالعه؛ ۱) تجزیه و تحلیل تغییرات زمانی الگوی توزیع مکانی LST در منطقه مورد مطالعه، ۲) تعیین تغییرات مکانی-زمانی رابطه LST-NDVI برای کل اراضی مورد مطالعه، و ۳) بررسی تغییرات مکانی-زمانی رابطهٔ LST-NDVI در انواع مختلف کاربری/ پوشش اراضی.

منطقهٔ و داده های مورد مطالعه

منطقهٔ مطالعه اراضی شهر بوشهر که در ساحل شمالی خلیجفارس، با ابعاد ۲۰ در ۸ کیلومتر با مساحت ۱۰۱۱/۵ کیلومترمربع و با متوسط حداقل دما ۱۸/۱ درجه سانتیگراد و متوسط حداکثر دمای ۳۳ درجه سانتیگراد، میزان رطوبت نسبی بین ۷۵–۵۸ در صد و متوسط بارندگی سالیانه ۲۷۲

میلیمتر در موقعیت جغرافیایی '۵۰°۵۰ تا '۱۰°۵۱ طول شرقی و '۲۸°٤۰ تا '۰۰ ۲۹ عرض شمالی است (شکل ۱). دادههای مورد استفاده در این تحقیق شامل؛ داده سنجنده لندست ۸ (OLI) و سنجنده مادون قرمز حرارتی (TIRS) در سال ۲۰۲۰؛ داده ⁺ETM سال ۲۰۰۵، و داده TM در سال ۱۹۹۰ که از مرکز داده های سازمان زمین شناسی ایالات متحده (USGS) دانلود شده است (جدول ۱). سنجنده لندست ۲IRS ۸ دارای دو باند TIR (باندهای ۱۰ و ۱۱) است که در آنها باند ۱۱ دارای عدم قطعیت در کالیبراسیون است. بنابراین، تنها باند ۱۰ TIR (رزولوشن ۱۰۰ متر) برای مطالعه حاضر توصیه شده است. باند ۱۰ TIR به اندازه پیکسل ۳۰×۳۰ متر با روش کانولوشن مكعبى توسط USGS تبديل گرديد. داده هاى USGS تنها دارای یک باند مادون قرمز حرارتی TIR (باند ٦) با وضوح ۱۲۰ متر است که همچنین توسط USGS به اندازه پیکسل ۳۰ ×۳۰ متر با روش کانولوشن مکعبی تبدیل گردید. برای داده لندست TM و ⁺ETM وضوح مکانی ۳۰ متر باندهای مرئی به مادون قرمز نزدیک (VNIR) استفاده شد.



Fig. 1. Location of the study area and Digital Elevation Model (DEM)

سال	مسير	اندازہ پیکسل	و نوع داده	منطقه مطالعه
199.	Path 17 - rowe1	۲۸/۵ متر	تصوير TM لندست	
۲۰۰٥	Path IT - rowe	۲۸/۵ متر	تصوير ⁺ ETM لندست	اراضی ساحلی
V . V .	Doth my rough	۳۰ متر	تصويرلندست-٨ OLI	بوشهر
1 • 1 •	Fallin - rower	۱۰۰ متر	تصويرلندست-٨ TIRS	

[۲]

جدول ۱. مشخصات داده های لندست مورد استفاده در این مطالعه

روش تحقيق

استخراج دمای سطح زمین (LST) از دادههای لندست

در این مطالعه استخراج دمای سطح زمین طی مراحل زیر صورت گرفت (شکل ۲). در ابتدا، الگوریتم تک پنجرهای برای بازیابی LST از سنجندههای ماهواره لندست چند زمانی (۱۲ و ۲۵)، که در آن از سه پارامتر؛ انتشار زمین، انتقال اتمسفر و دمای متوسط اتمسفر مؤثر استفاده شد. باندهای اصلی TIR (رزولوشن ۱۰۰ متر برای داده های LAIST 8 OLI/TIRS) اخذ شده از مرکز داده SGS به ۳۰ متر تبدیل شد. ارزش پیکسلهای مادون قرمز حرارتی TIR از عدد رقومی (DN) به درخشندگی تبدیل گردید. تابش برای باند TIR دادههای لندست TIR با استفاده از رابطهٔ ۱ تعیین گردید (USGS).

$$L_{\lambda} = \left[\frac{L_{MAX\lambda} - L_{MIN\lambda}}{QCAL_{MAX} - QCAL_{MIN}}\right] \times \left[Q_{CAL} - QCAL_{MIN}\right] + \begin{bmatrix} 1 \\ L_{MIN\lambda} \end{bmatrix}$$

در این رابطه؛ _۸ مقدار شدت تابش حرارتی (TOA) است (است (ابطه؛ _۸ L مقدار شدت تابش حرارتی (TOA) است (است⁻¹ mm⁻¹) مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه شده در DN است، _۲ L_{MIN} (¹- mm⁻¹) طیفی Wm⁻² sr⁻¹) L_{MAX} (QCAL_{MIN} (¹- sr⁻² sr⁻¹) طیفی است. تابش مقیاس شده به QCAL_{MAX} (¹- mm⁻¹ mm⁻¹) تابش طیفی مقیاس شده به QCAL_{MAX} است، MIN وQCAL_{MAX} مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه شده در MIN و QCAL_{MAX} مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه شده در MIN و QCAL_{MAX} مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه MIN و QCAL_{MAX} مقدار پیکسل کالیبره شده در MIN و QCAL_{MAX} مقدار پیکسل کالیبره شده در MIN و QCAL_{MAX} مقدار پیکسل کالیبره شده در MIN و QCAL_{MAX} مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه شده در NT است. مقادیر _۲ MIN مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه شده در NT است. مقادیر _۲ MIN مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه شده در NT است. مقادیر _۲ MIN مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه شده در NT است. مقادیر _۲ MIN مقدار پیکسل کالیبره شده کوانتیزه می آیند. بازتاب برای لندست ۸ باند مادون قرمز حرارتی TIR از رابطهٔ ۲ محاسبه گردید (۱۲).

 $L_{\lambda} = M_L \times Q_{CAL} + A_L$

 $\rm Wm^{-}$ در این رابطه؛ $\rm L_{\lambda}$ مقدار شدت تابش حرارتی است ($\rm Wm^{-1}$ $\rm A_L$ ،در این رابطه؛ $\rm A_L$ مقدیا، $\rm M_L$ ($\rm 2~sr^{-1}~mm^{-1}$ $\rm dec$ $\rm de$

$$\rho_{\lambda} = \frac{\pi \times L_{\lambda} \times d^{2}}{\text{ESUN}_{\lambda} \times \cos \theta_{s}}$$
 [Y]

L_λ در این رابطه؛ ρ_{λ} بازتاب جهانی بدون واحد است، L_λ در این رابطه؛ ρ_{λ} بازتاب جهانی بدون واحد است، σ_{λ} مقدار شدت تابش حرارتی است (¹⁻ μm) همان Wm⁻² sr⁻¹ μm) مانگین زمین تا خورشید در واحدهای نجومی است، Wm⁻² میانگین تابش های طیفی برون جوی خورشیدی است (¹⁻ μm⁻¹) و θ_{s} زاویه اوج خورشیدی بر حسب درجه است. λ_{λ} مقادیر برای هر باند که می توان از دفترچه راهنمای لندست به دست آورد. σ_{θ} و b مقادیر را می توان از فایل متادیتا به دست آورد. برای داده های لندست ۸ تبدیل بازتاب را می توان مقادیر را با استفاده از رابطهٔ ٤ انجام داد (۱۲).

$$\rho_{\lambda} = \frac{M_{\rho} \times Q_{CAL} + A_{\rho}}{\sin \theta_{SE}}$$
 [1]

در این رابطه؛ M_p ضریب هر باند استخراج شده از متادیتا، A_p عامل تغییر مقیاس افزودنی خاص باند که در متادیتا آورده شده است، Q_{CAL} مقادیر استاندارد (DN) کوانتیزه

١٣٤

و کالیبره پیکسلها و θ_{SE} زاویه ارتفاع خورشید منطقه استخراج شده از فایل متادیتا است. از رابطهٔ ٥ برای تبدیل تابش طیفی به دمای روشنایی در سنجنده استفاده می شود (۳۲).

$$T_{b} = \frac{K_{2}}{\ln\left(\frac{K_{1}}{L_{\lambda}}+1\right)}$$
 [0]

(K) در این رابطه؛ T_b دمای روشنایی بر حسب کلوین (K) $Wm^{-2} sr^{-1} \mu m$ مقدار شدت تابش حرارتی بر حسب $^{-}mm^{-1} rr^{-1}$ است. L_{λ} مقدار شدت تابش حرارتی بر حسب $^{-}mm^{-1} rr^{-1}$ ا hr^{-1} $hr^{-2} sr^{-1} \mu m^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} \mu m^{-1}$ $hr^{-2} sr^{-1} \mu m^{-1}$ $hr^{-2} sr^{-1} \mu m^{-1}$ $hr^{-2} sr^{-1} \mu m^{-1}$ $hr^{-2} sr^{-1} \mu m^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1}$ $hr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} rr^{-1} rr^{-1} rr^{-1} sr^{-1} rr^{-1} rr$

$$\varepsilon = \varepsilon_V F_V + \varepsilon_S (1 - F_V) + d_{\varepsilon}$$
^[7]

در این رابطه؛ \Im گسیلمندی (توان تشعشعی) سطح زمین است، F_V انتشار پوشش گیاهی است، ϵ_S انتشار خاک، F_V درصد پوشش گیاهی است، a_{ϵ} اثر توزیع هندسی سطوح طبیعی و بازتاب های داخلی است که از رابطهٔ ۷ تعیین می گردد.

$$d_{\varepsilon} = (1 - \varepsilon_{S})(1 - F_{V})F\varepsilon_{V}$$
[V]

که در این رابطه؛ ε_V انتشار پوشش گیاهی، ε_S انتشار خاک، F_V درصد پوشش گیاهی است، F یک ضریب شکل است که میانگین آن ۰/٥٥ است، که در این حالت مقدار d_{ϵ} برای سطوح مخلوط اراضی ۲٪ در نظر گرفته می شود (۲٦).

$$F_{\nu} = \left(\frac{\text{NDVI-NDVI}_{min}}{\text{NDVI}_{max} - \text{NDVI}_{min}}\right)^2 \qquad [\Lambda]$$

که در این رابطه؛ NDVI شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی (رابطهٔ ۱)، NDVI_{min} و NDVI_{min} به ترتیب کمترین و بیشترین NDVI، که به ترتیب ۲/۰= NDVI و ۱۳۰ = NDVI_{max} در نهایت، ع گسیلمندی (توان تشعشعی) سطح زمین با استفاده از رابطهٔ ۹ تعیین گردید.

$$\varepsilon = 0.004 \times F_V + 0.986$$
[9]

در این رابطه؛ ۶ گسیلمندی (توان تشعشعی) سطح زمین، Fy درصد پوشش گیاهی است. مقدار بخار آب از رابطهٔ ۱۰ تخمین زده شد (۳۳).

$$W = 0.0981 \times \left[10 \times 0.6108 \times [1 \cdot] \right]$$
$$\exp\left(\frac{17.27 \times (T_0 - 273.15)}{237.3 + (T_0 - 273.15)} \times RH \right] + 0.1697$$

در این رابطه؛ w مقدار بخار آب (g/cm²)، T₀ دمای هوای نزدیک به سطح بر حسب کلوین (K)، RH رطوبت نسبی (٪) است. این پارامترهای جوی، مقادیر متوسط ۲ ایستگاه سنپتیک است که از مرکز هواشناسی بوشهر به دست آمد. انتقال اتمسفر برای شهر بوشهر با استفاده از رابطهٔ ۱۱ تعیین شد.

$$\tau = 1.031412 - 0.11536w$$
 [\\]

استخراج کند (۲ و ۱٦). این مقادیر آستانه می تواند با توجه به تفاوت در محیط فیزیکی متفاوت باشد. محدودیتهای آستانه NDVI بر روی تصاویر اعمال شد تا انواع مختلف مختلف کاربری/پوشش اراضی استخراج شود. جدول ۲ حدود آستانه

مناسب NDVI مورد استفاده برای استخراج پوشش گیاهی (فضای سبز، مرتع، اراضی کشاورزی) (۰/۲<)، اراضی مرطوب (۰>)، منطقه ساخته شده/ اراضی بایر، شنزا، شورهزار (۰/۲-۰) در منطقه مورد مطالعه را نشان میدهد.



شکل ۲. مراحل استخراج تصویر دمای سطح زمین Fig. 2. Extraction steps of land surface temperature

دول۲. انواع مختلف کاربری اراضی/پوشش گیاهی استخراج شده از شاخص NDVI	ج
Table 2. NDVI used for extracting different types of LULC	

ىختلف كاربرى/پوشش اراضي	خراج انواع م	مقادیر آستانه NDVI برای است		
منطقه ساخته شده/ اراضي باير،	اراضی	پوشش گياهي	رابطه	شاخص
شىنزار، شورەزار	مرطوب	(فضای سبز، مرتع، کشاورزی)		
(•-•/Y)	<,	>•/٢	$\frac{(\text{NIR} - \text{Red})}{(\text{NIR} + \text{Red})}$	شاخص تفاوت پوشش گیاهی (NDVI)

LULC در سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ به ترتیب ۷۳/۲٪، ۸۳/۹ و ۸٤/۸٪ است. ضرایب کاپا برای طبقات LULC به ترتیب ۰/۷۷، ۰/۸۰ و ۸۵/۰برای سال های ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ بود. مقدار ضریب کاپا > ۷۵/۰ نشان دهنده دقت بالای روش طبقهبندی است (۹). در مطالعه حاضر میانگین دقت کلی

ارزیابی صحت طبقات کاربری/پوشش اراضی روش طبقهبندی حداکثر احتمال برای تعیین صحت نقشه طبقهبندی کاربری/بوشش اراض LULC بدست آمده از

طبقهبندی کاربری/پوشش اراضی LULC بدست آمده از شاخص آستانه NDVI استفاده شد. مقادیر دقت کلی طبقهبندی

نتايج و بحث

و میانگین ضریب کاپا به ترتیب ۸۰/۷ درصد و ۰۸/۰ بود. بنابراین، طبقهبندی نقشه طبقهبندی کاربری/پوشش اراضی بر

ضريب کاپا	ندى (٪)	صحت طبقهب				ىرجع	دادەھاى •					
(K^)	دقت کاربر	دقت توليدكننده	باير	زمين مرطوب	شن زار	شوره زار	فضای سبز	مرتع	مسكوني	كشاورزى	ضی	طبقات کاربری ارا
	۱۰۰	۳•/٨	٠	•	•	•	•	•	•	٨	كشاورزي	
	٨٩/٥	٨٩/٥	١	•	•	١	•	•	١٧	•	مسكوني	
	۷١/٢	٩٧/٢	V	٣	٧	۱.	•	1.5	•	١٥	مرتع	
	۱	۱	•	•	•	•	٤	•	•	•	فضای سبز	اطلاعات طبقه-
• /VV	$\nabla V / \tilde{r}$	77	٣	١٢		٣٣	•	١	•	•	شوره زار	بندی شدہ سال
	77/V	٥٨/٨	•	•	۱.	•	•	۲	•	٣	شن زار	199.
	$\Lambda \mathfrak{r}/\mathfrak{r}$	٤٨/٤	•	١٥	•	٣	•	•	•	•	زمين مرطوب	
	٧١/٤	٥V/V	١٥	١	•	٣	•	•	۲	•	باير	
		۷۳/٦									صحت کل	
	٧٦/٩	٥٨/٨	•	•	۲	•	•	٣	٠	٨	كشاورزي	
	۷۹/۳	۷۹/۳	٣	•	١	٥	•	•	١٧	٠	مسكوني	
	AV/0	٩٤/٣	۲	٤	٦	V	•	177	٤	V	مرتع	
	۱	۱	٠	•	٠	•	١٣	•	٠	٠	فضای سبز	اطلاعات طبقه-
•//	٧٥	٧٥	٣	٣	•	٢٤	•	•	٥	•	شوره زار	بندی شدہ سال
	VV/A	73/7	٠	•	27	١٥	•	٥	•	•	شن زار	70
	٧٩/٤	٧٥	٥	٣٢	۲	۲	•	٤	٦	•	زمين مرطوب	
	$\Lambda\Lambda/\P$	۲٦/٢	١٦	•	٠	١	٣	٩	٥	٤	باير	
		۸۳/۹									صحت کل	
	۸١/٦	Λ٦/١	٢	V	٦	٣	١	٧	۲	٤٣	كشاورزي	
	AV	٩٧/٦	۲	٤	٣	١	١	٣	٤٠	٠	مسكوني	
	$\Lambda\Lambda/\Im$	٩٦/٢	٤	V	٧	١٢	•	٨٥	٠	٤	مرتع	
	۱	٥.	٥	١	١	٢	١٣	V	٥	•	فضای سبز	اطلاعات طبقه-
٠/٨٤	۸١/٣	٧٤/٣	۲	٣	•	22	•	•	١	•	شوره زار	بندی شدہ سال
	٨٤/٦	7£/V	٤	٣	٨	٦	۲	٣	٣	v	شن زار	7.7.
	۸١/٥	٧١	١	٣٥	٨	٦	١	٥	٣	٦	زمين مرطوب	
	00/7	٤١/٧	V	٨	٤	٤	۲	١	٤	٤	باير	
		٨٤/٦									صحت کل	

جدول ۳. ماتریس خطا و صحت کلی طبقهبندی برای تصاویر طبقهبندی شده (۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۰۲) Table 3. Error matrix and overall classification accuracy for classified images (1990, 2005 and 2020)

اعداد جدول تعداد نقاط نمونههای تعلیمی در هر کاربری اراضی است که برای تعیین صحت طبقهبندی استفاده شده است.

ارزیابی استخراج انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی با استفاده از NDVI

شکل ۳ تصاویر FCC و نقشه های LULC از تصاویر لندست برای سال های ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ را نشان میدهد.

نقشههای LULC با استفاده از محدودیتهای آستانه NDVI نقشههای ArcGIS تولید برای انواع مختلف LULC در محیط نرم افزار ArcGIS تولید شد (شکل ٤). در سال ۱۹۹۰، مناطق ساخته شده و زمینهای بایر عمدتاً در بخشهای شرقی و میانی شهر یافت می شود. تبدیل اراضی کاهش سطح پوشش گیاهی را به ویژه طی گیاهی عمدتاً در قسمت شرقی منطقه مورد مطالعه یافت سالهای ۲۰۰۶-۲۰۲۰ تسریع میکند. بخش عمده پوشش می شود.



شکل۳. تصاویر ماهوارهای رنگی کاذب FCC محدودهٔ مورد مطالعه Fig. 3. FCC satellite images of the study area



MDVI شکل ۴. نقشه های انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی LULC با استفاده از شاخص NDVI Fig. 4. Maps of different land use/land cover (LULC) types using NDVI index

میانگین واریانس تغییرات LST برای سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و NDVI به ترتیب ۱۹۸۵، ۱۹/۰ و ۱۸/۶ است. در مورد NDVI، حداکثر مقدار به تدریج با زمان کاهش مییابد (شکل ۵). مقایسهٔ شکلهای ۵ نشان میدهد که نسبت پوشش گیاهی به تدریج با گذشت زمان کاهش مییابد و NDVI با LST رابطه معکوس دارد. ارزیابی ویژگیهای تغییرات زمانی و مکانی LST و NDVI و NDVI مقادیر LST و NDVI برای دادههای ماهوارهای سالهای مختلف مطالعه در جدول ٤ ارائه شده است. شکل ٥ حداکثر مقادیر LST ٥٤ درجه سانتی گراد در سال ۱۹۹۰، ۲۹/۵ درجه سانتی گراد در سال ۲۰۰۵ و ۲۸/۲ درجه سانتی گراد در سال ۲۰۲۰ است. حداقل میانگین LST برای سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ به ترتیب ۲۵/۵، ۲۸ و ۳۰/۱ درجه سانتی گراد است.

جدول۴. تغییرات زمانی رابطهٔ NDVI ،LST ، LST ، ۱۹۹۰ – ۲۰۲۰) Table 4. Temporal variation of LST, NDVI, and LST-NDVI relationship (1990–2020)

ضریب همبستگی برای	NDVI				LST (°C)				ti
LST-NDVI	انحراف معيار	ميانگين	حداكثر	حداقل	انحراف معيار	ميانگين	حداكثر	حداقل	w)
-•/AV *	•/10	•/77	۰/٥٣	-•/•0	٥/٩	$\gamma \lambda / \gamma$	٤٥	۲٦/٥	199.
-•/٩• *	•/1٦	٠/١٩	•/01	-•/•٣	٥/٤	٣٩/٧	٤٦/٥	77	۲۰۰٥
-•/9Y *	•/12	•/ \ V	•/EV	-•/•۲	٥/١	٤١/٧	٤٨/٦	٣•/١	۲۰۲۰

* نشان دهنده وجود همبستگی معنی دار، در سطح ۵٪ است.



رابطهٔ بین LST و LULC

LST منطقه مورد مطالعه به طور قابل توجهی به انواع LULC وابسته است. در واقع، این روش انتشار مبتنی بر آستانه NDVI برای استخراج LST پیکرههای آبی مناسب نیست. با این حال، نتیجه تحقیق حاضر نشان می دهد که منطقه با پوشش گیاهی سبز دارای مقادیر LST پایین است، در حالی که

مناطق ساخته شده و زمین های بایر دارای مقادیر LST متوسط تا زیاد هستند.

مساحت ساخته شده و زمین بایر افزایش یافته در حالی که پوشش گیاهی و بدنه آبی کاهش یافته است. میانگین LST مناطق ساخته شده/ مسکونی از سال ۱۹۹۰ تا ۲۰۰۵ (۱/۵ درجه سانتی گراد) و از سال ۲۰۰۵ تا ۲۰۲۰ (۲/۸ درجه سانتی-گراد)، افزایش یافته است. منطقه سبز دارای پوشش گیاهی بین سالهای ۱۹۹۰ تا ۲۰۲۰ به منطقه ساخته شده و زمین های بایر LST تبدیل شده است که ۲۰۲۵ درجه سانتی گراد میانگین LST افزایش یافته است، و میانگین دمای سطح زمین ۲/۲۵ درجه سانتی گراد بین سالهای ۲۰۰۵ تا ۲۰۲۰ افزایش یافته است.

ترتیب برای سالهای ۱۹۹۰–۲۰۲۰ و ۲۰۰۵–۲۰۲۰، ۲۰۱۲ و ۹۰۰/۰ بوده و از ۲۰/۰۵ کوچکتر است، نتیجه میشود که بین تغییر در میانگین دمای سطح زمین در انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی در سطح ۵ درصد اختلاف معنی داری وجود دارد (جدول ۵). جدول ٦ تغییرات زمانی در دمای سطح زمین LLT را با تغییرات در انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی LULC را نشان می دهد. زمین به منطقه ساخته شده یا زمین بایر از انواع دیگر LULC، به عنوان مثال، پوشش گیاهی یا توده های آبی تبدیل می شود.

جدول۵. نتایج آزمون t جفتی تغییر در میانگین دمای سطح زمین در انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی Table 5. Paired t-test results of change in mean land surface temperature in different types of land use/cover

				تفاوت در سطح اطمينان ۲۵٪			درجه	Sig.
	ميانگين	انحراف معيار	انحراف معيار ميانگين خطا	حد پايين	حد بالا	t	آزادی	دو طرفه
سال ۱۹۹۰–۲۰۲۰	-٢/٦٥	2/25	•/\/٩	-2/07	-•/VA	-٣/٣٥	٧	•/•17*
سال ۲۰۰۵–۲۰۲۰	-1/7٣	١/٢٨	•/٤٥	-T/V•	-•/0٦	-٣/٦١	V	•/••٩*

* نشان دهنده وجود همبستگی معنیدار، در سطح ۵٪ است.

تغییرات زمانی در رابطهٔ LST-NDVI

شکل ۲ تغییرات زمانی ضرایب همبستگی روابط -LST ای شکل ۲ تغییرات زمانی ضرایب همبستگی روابط NDVI را نشان می دهد. در پوشش گیاهی، روابط LST-NDVI در هر سال ۱۹۹۰ دارای رگرسیون ضعیف تر ۲۰/۰- است، در حالی که سالهای ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ به ترتیب دارای رگرسیون منفی متوسط تا قوی، ۲۹/۰- و ۸۲/۰- است. از آنجایی که NDVI یک شاخص پوشش گیاهی است، رابطه LST-NDVI به شدت تحت تأثیر پوشش گیاهی است. در زمینهای بایر، مقادیر ضریب همبستگی ۲۸/۰- در سال ۱۹۹۰، ۲۸/۰- در سال ۲۰۰۵، و ۸۸/۰- در سال ۲۰۲۰ است. در منطقه ساخته شده میانگین مقادیر ضریب همبستگی

رابطه LST-NDVI برای سه دوره مطالعه ۲۰/۹۰ بود. قبادی و همکاران (٦) و گوها و همکاران (١١) رابطهٔ منفی -LST NDVI را گزارش کردند. یو و همکاران (۳۷) یک رابطه منفی محالا را گزارش کردند، و نشان دادند که این رابطه در انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی متفاوت است. سان و کافاتوس (۲۸) همبستگی LST-NDVI در فصل گرم را منفی بدست آوردند. این رابطه در شهر ریپور منفی بود (۱۲). مطالعه حاضر همچنین نشان داد که همبستگی LST-NDVI منفی است. مقدار ضریب همبستگی با میزان رطوبت سطح رابطه معکوس مدارد، یعنی منفی بودن رابطه با افزایش رطوبت سطح افزایش مییابد.

Table 0. Change in mean LST (C) with the conversion of different types of LOLC										
۲.,	• 0-7•7•		١٩٩	•-*•*•	تبديل انواع مختلف					
۲۰۰۵-۲۰۲۰	۲۰۲۰	70	1997.7.	۲۰۲۰	199.	كاربري/پوشش اراضي				
۲/۲	٤٤/٣	27/1	٣/٥	٤٤/٣	٤٠/٨	زمینهای بایر				
۲/۱	31/7	۲٩/٥	٣/١	31/7	۲۸/٥	زمینهای مرطوب				
1/0	٤٣/٢	٤٤/٧	χ/χ	٤٣/٢	٤٦	شىن زار				
۲/۲	٤٥/٤	٤٣/٢	٤/٣	٤٥/٤	٤١/٣	شوره زار				
١/٦٨	۳۲/۰۸	٣•/٤	٣/ • ٤	۳۲/۰۸	۲٩/•٤	فضاي سبز				
٢	٤٣/٤	٤١/٤	٣/٦	٤٣/٤	۳٩/٨	مراتع کم تراکم				
۲/۳	٤٦/٧	٤٤/٤	Υ/Λ	٤٦/٧	٤٢/٩	مناطق ساخته شده/مسكوني				
۲/۱	٤٣/٧	٤١/٦	۲/٩	٤٣/٧	٤٠/٨	کشاورزی				

جدول ۶. تغییر در میانگین دمای سطح زمین (C°) با تبدیل انواع مختلف کاربری/پوشش اراضی Table 6. Change in mean LST (°C) with the conversion of different types of LULC



LULC شكل ۲. تغییرات زمانی ضریب همبستگی رابطهٔ LST-NDVI در انواع مختلف Fig. 6. Temporal variation of LST-NDVI relationship on different types of LULC

نتيجه گيري

ارزیابی ترکیب بیوفیزیکی شهری و تغییرات کاربری/پوشش اراضی LULC برای مدیریت پایدار محیطهای شهری در کاهش اثرات LST بسیار مهم است. بنابراین، تجزیه و تحلیل الگوهای مکانی LST و تغییرات آن در انواع مختلف LULC جنبه اساسی مطالعات LST است. پایش LST به تنهایی برای مطالعه آب و هوای شهری کافی نیست زیرا نیاز به یک

رابطه آماری دقیق بین LST و انواع LULC دارد. بنابراین، تجزیه و تحلیل روابط رگرسیون برای نشان دادن روابط LST با انواع LULC مورد نیاز است. در این راستا، شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی (NDVI) نقش مهمی در تجزیه و تحلیل رابطهٔ آماری LST- LULC دارند.

مطالعه حاضر به تحلیل رابطه مکانی و زمانی LST و NDVI در اراضی ساحلی بوشهر با استفاده از ۳ مجموعه داده تغییر و اراضی بایر افزایشی بود. این مطالعه می تواند به عنوان مرجعی برای کاربری اراضی و برنامه ریزی زیست محیطی در اراضی ساحلی مورد استفاده قرار گیرد.

تقدير و تشكر

این مقاله بخشی از طرح پژوهشی با عنوان "بررسی تأثیر فضای سبز شهری بر دمای محیط پیرامونی با استفاده از سیستم اطلاعات جغرافیایی و سنجش از دور" است، بدینوسیله از حمایت مالی دانشگاه آزاد اسلامی واحد بوشهر تحت طرح تحقیقی با کد ۱۶۲۹۵۰۲۰۲۰۰۶۳، در انجام این تحقیق کمال تشکر و قدردانی را داریم.

References

- Carlson TN, Ripley DA. 1997. On the relation between NDVI, fractional vegetation cover, and leaf area index. Remote Sensing of Environment, 62(3): 241-252. doi:https://doi.org/10.1016/S0034-4257(97)00104-1.
- 2. Chen X-L, Zhao H-M, Li P-X, Yin Z-Y. 2006. Remote sensing image-based analysis of the relationship between urban heat island and land use/cover changes. Remote Sensing of Environment, 104(2): 133-146.
 - doi:https://doi.org/10.1016/j.rse.2005.11.016.
- Cui L, Wang L, Singh RP, Lai Z, Jiang L, Yao R. 2018. Association analysis between spatiotemporal variation of vegetation greenness and precipitation/temperature in the Yangtze River Basin (China). Environmental Science and Pollution Research, 25(22): 21867-21878. doi:10.1007/s11356-018-2340-4.
- 4. Fu P, Weng Q. 2015. Temporal dynamics of land surface temperature from Landsat TIR time series images. IEEE Geoscience and Remote Sensing Letters, 12(10): 2175-2179.
 - doi:https://doi.org/10.1109/LGRS.2015.2455019.
- 5. Fu P, Weng Q. 2016. A time series analysis of urbanization induced land use and land cover change and its impact on land surface temperature with Landsat imagery. Remote Sensing of Environment, 175: 205-214.

doi:https://doi.org/10.1016/j.rse.2015.12.040.

 Ghobadi Y, Pradhan B, Shafri HZM, Kabiri K. 2015. Assessment of spatial relationship between land surface temperature and landuse/cover retrieval from multi-temporal remote sensing data in South Karkheh Sub-basin, Iran. Arabian Journal of لندست برای سالهای ۱۹۹۰، ۲۰۰۵ و ۲۰۲۰ پرداخت. الگوریتم تک پنجرهای در استخراج LST استفاده شد. به طور کلی، نتایج نشان داد که LST در سالهای مطالعه با NDVI رابطه معکوس دارد. وجود پوشش گیاهی از عوامل اصلی منفی بودن زیاد این همبستگی است. رابطه LST-NDVI برای انواع کاربری/پوشش اراضی LULC متفاوت است. در مناطقی با پوشش گیاهی یک رابطهٔ رگرسیون منفی قوی (۸۰/۰-) بین LST درجه سانتی گراد طی سالهای ۱۹۹۰–۲۰۲۰ افزایش یافت. تاثیر زیادی بر میانگین LST در مناطق شهری دارد. روند تاثیر زیادی بر میانگین LST در مناطق شهری دارد. روند

Geosciences, 8(1): 525-537. doi:10.1007/s12517-013-1244-3.

- Govil H, Guha S, Diwan P, Gill N, Dey A. 2020. Analyzing Linear Relationships of LST with NDVI and MNDISI Using Various Resolution Levels of Landsat 8 OLI and TIRS Data. In: Sharma N, Chakrabarti A, Balas VE (eds) Data Management, Analytics and Innovation, Singapore. Springer Singapore, pp 171-184. https://doi.org/110.1007/1978-1981-1032-9949-1008 1013.
- Goward SN, Xue Y, Czajkowski KP. 2002. Evaluating land surface moisture conditions from the remotely sensed temperature/vegetation index measurements: An exploration with the simplified simple biosphere model. Remote Sensing of Environment, 79(2): 225-242. doi:https://doi.org/10.1016/S0034-4257(01)00275-9.
- 9. Guha S, Govil H. 2020. Land surface temperature and normalized difference vegetation index relationship: a seasonal study on a tropical city. SN Applied Sciences, 2(10): 1661. doi:https://doi.org/10.1007/s42452-020-03458-8.
- Guha S, Govil H. 2021. An assessment on the relationship between land surface temperature and normalized difference vegetation index. Environment, Development and Sustainability, 23(2): 1944-1963. doi:10.1007/s10668-020-00657-6.
- 11. Guha S, Govil H, Diwan P. 2019. Analytical study of seasonal variability in land surface temperature with normalized difference vegetation index, normalized difference water index, normalized difference built-up index, and normalized multiband

123

drought index. Journal of Applied Remote Sensing, 13(2): 024518.

doi:https://doi.org/10.1117/1.JRS.13.024518.

12. Guha S, Govil H, Gill N, Dey A. 2020. Analytical study on the relationship between land surface temperature and land use/land cover indices. Annals of GIS, 26(2): 201-216.

doi:https://doi.org/10.1080/19475683.2020.1754291.

 Guo L, Liu R, Men C, Wang Q, Miao Y, Zhang Y. 2019. Quantifying and simulating landscape composition and pattern impacts on land surface temperature: A decadal study of the rapidly urbanizing city of Beijing, China. Science of The Total Environment, 654: 430-440. doi:https://doi.org/10.1016/j.spitotapy.2018.11.108

doi:https://doi.org/10.1016/j.scitotenv.2018.11.108.

- 14. He B-J, Zhao Z-Q, Shen L-D, Wang H-B, Li L-G. 2019. An approach to examining performances of cool/hot sources in mitigating/enhancing land surface temperature under different temperature backgrounds based on landsat 8 image. Sustainable Cities and Society, 44: 416-427. doi:https://doi.org/10.1016/j.scs.2018.10.049.
- Huang S, Taniguchi M, Yamano M, Wang C-h. 2009. Detecting urbanization effects on surface and subsurface thermal environment — A case study of Osaka. Science of The Total Environment, 407(9): 3142-3152.

doi:https://doi.org/10.1016/j.scitotenv.2008.04.019.

16. Ke Y, Im J, Lee J, Gong H, Ryu Y. 2015. Characteristics of Landsat 8 OLI-derived NDVI by comparison with multiple satellite sensors and insitu observations. Remote Sensing of Environment, 164: 298-313.

doi:https://doi.org/10.1016/j.rse.2015.04.004.

 Kumar D, Shekhar S. 2015. Statistical analysis of land surface temperature-vegetation indexes relationship through thermal remote sensing. Ecotoxicology and Environmental Safety, 121: 39-44.

doi:https://doi.org/10.1016/j.ecoenv.2015.07.004.

 Liu H, Zhan Q, Yang C, Wang J. 2018. Characterizing the spatio-temporal pattern of land surface temperature through time series clustering: Based on the latent pattern and morphology. Remote Sensing, 10(4): 654.

doi:https://doi.org/10.3390/rs10040654.

- Liu Y, Peng J, Wang Y. 2018. Efficiency of landscape metrics characterizing urban land surface temperature. Landscape and Urban Planning, 180: 36-53. doi:https://doi.org/10.1016/j.landurbplan.2018.08.00
- 20. Mathew A, Khandelwal S, Kaul N. 2018. Spatiotemporal variations of surface temperatures of Ahmedabad city and its relationship with vegetation and urbanization parameters as indicators of surface temperatures. Remote Sensing Applications: Society and Environment, 11: 119-139.

doi:https://doi.org/10.1016/j.rsase.2018.05.003.

- 21. Peng J, Jia J, Liu Y, Li H, Wu J. 2018. Seasonal contrast of the dominant factors for spatial distribution of land surface temperature in urban areas. Remote Sensing of Environment, 215: 255-267. doi:https://doi.org/10.1016/j.rse.2018.06.010.
- Peng J, Ma J, Liu Q, Liu Y, Hu Yn, Li Y, Yue Y. 2018. Spatial-temporal change of land surface temperature across 285 cities in China: An urbanrural contrast perspective. Science of The Total Environment, 635: 487-497. doi/https://doi.org/10.1016/j.scientemp.2018.04.105

doi:https://doi.org/10.1016/j.scitotenv.2018.04.105.

 Peng J, Xie P, Liu Y, Ma J. 2016. Urban thermal environment dynamics and associated landscape pattern factors: A case study in the Beijing metropolitan region. Remote Sensing of Environment, 173: 145-155. doi:https://doi.org/10.1016/j.rso.2015.11.027

doi:https://doi.org/10.1016/j.rse.2015.11.027.

Sannigrahi S, Bhatt S, Rahmat S, Uniyal B, Banerjee S, Chakraborti S, Jha S, Lahiri S, Santra K, Bhatt A. 2018. Analyzing the role of biophysical compositions in minimizing urban land surface temperature and urban heating. Urban Climate, 24: 803-819.

doi:https://doi.org/10.1016/j.uclim.2017.10.002.

- 25. 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): 294. doi:https://doi.org/10.3390/rs12020294.
- Sobrino JA, Jiménez-Muñoz JC, Paolini L. 2004. Land surface temperature retrieval from LANDSAT TM 5. Remote Sensing of Environment, 90(4): 434-440. doi:https://doi.org/10.1016/j.rse.2004.02.003.
- Sultana S, Satyanarayana ANV. 2020. Assessment of urbanisation and urban heat island intensities using landsat imageries during 2000 – 2018 over a sub-tropical Indian City. Sustainable Cities and Society, 52: 101846.

doi:https://doi.org/10.1016/j.scs.2019.101846.

- Sun D, Kafatos M. 2007. Note on the NDVI-LST relationship and the use of temperature-related drought indices over North America. Geophysical Research Letters, 34(24). doi:https://doi.org/10.1029/2007GL031485.
- 29. Tan J, Yu D, Li Q, Tan X, Zhou W. 2020. Spatial relationship between land-use/land-cover change and land surface temperature in the Dongting Lake area, China. Scientific Reports, 10(1): 9245. doi:https://doi.org/10.1038/s41598-020-66168-6.
- Weng Q. 2009. Thermal infrared remote sensing for urban climate and environmental studies: Methods, applications, and trends. ISPRS Journal of Photogrammetry and Remote Sensing, 64(4): 335-344.

doi:https://doi.org/10.1016/j.isprsjprs.2009.03.007.

- Weng Q, Lu D, Schubring J. 2004. Estimation of land surface temperature-vegetation abundance relationship for urban heat island studies. Remote Sensing of Environment, 89(4): 467-483. doi:https://doi.org/10.1016/j.rse.2003.11.005.
- Wukelic GE, Gibbons DE, Martucci LM, Foote HP. 1989. Radiometric calibration of Landsat Thematic Mapper thermal band. Remote Sensing of Environment, 28: 339-347. doi:https://doi.org/10.1016/0034-4257(89)90125-9.

33. Yang J, Qiu J. 1996. The empirical expressions of

- the relation between precipitable water and ground water vapor pressure for some areas in China. Scientia Atmospherica Sinica, 20: 620-626.
- 34. Yao R, Wang L, Huang X, Niu Z, Liu F, Wang Q. 2017. Temporal trends of surface urban heat islands and associated determinants in major Chinese cities. Science of The Total Environment, 609: 742-754. doi:https://doi.org/10.1016/j.scitotenv.2017.07.217.
- 35. Yuan M, Wang L, Lin A, Liu Z, Li Q, Qu S. 2020. Vegetation green up under the influence of daily minimum temperature and urbanization in the Yellow River Basin, China. Ecological Indicators, 108: 105760.

doi:https://doi.org/10.1016/j.ecolind.2019.105760.

- 36. Yuan X, Wang W, Cui J, Meng F, Kurban A, De Maeyer P. 2017. Vegetation changes and land surface feedbacks drive shifts in local temperatures over Central Asia. Scientific Reports, 7(1): 3287. doi:https://doi.org/10.1038/s41598-017-03432-2.
- 37. Yue W, Xu J, Tan W, Xu L. 2007. The relationship between land surface temperature and NDVI with remote sensing: application to Shanghai Landsat 7 ETM⁺ data. International Journal of Remote Sensing, 28(15): 3205-3226.

doi:https://doi.org/10.1080/01431160500306906.

 Zhou D, Xiao J, Bonafoni S, Berger C, Deilami K, Zhou Y, Frolking S, Yao R, Qiao Z, Sobrino JA. 2018. Satellite remote sensing of surface urban heat islands: Progress, challenges, and perspectives. Remote Sensing, 11(1): 48. doi:https://doi.org/10.3390/rs11010048.



Indexed by ISC, SID, Magiran, Noormags, Civilica, Google Scholar journal homepage : www.girs.iaubushehr.ac.ir



original paper The effect of land use change/land cover on land surface temperature in the coastal area of Bushehr

Fazel Amiri, Tayebeh Tabatabaie

Received: 27 May 2016 / Received in revised form 1 August 2016 / Accepted: 26 September 2016 Available online 22 May 2022 / Available print 22 May 2022

Abstract

Background and Objective Urbanization accelerates the ecological stress by warming the local or global cities for a large extent. Many urban areas are suffering from huge land conversion and resultant new heat zones. Remote sensing techniques are significantly effective in detecting the land use/land cover (LULC) change and its consequences. Several satellite sensors are capable to identify these change zones by using their visible and near-infrared (VNIR) and shortwave infrared (SWIR) bands. Apart from the conventional LULC classification algorithms, some spectral indices are used in detecting specific land features. Normalized difference vegetation index (NDVI) can be considered the most applied spectral index in this scenario. NDVI is a dominant factor in LST derivation processes and is used invariably in any LST-related study. NDVI is directly used in the determination of land surface emissivity and thus is a significant factor for LST estimation. It also determines the LULC categories by its optimum threshold limits in the different physical environments.

F. Amiri(^[]])¹, T. Tabatabaie²

- 1. Associate Professor, Department of Natural Resources and Environment, Bushehr Branch, Islamic Azad University, Bushehr, Iran.
- 2. Associate Professor, Department of Environment, Bushehr Branch, Islamic Azad University, Bushehr, Iran.

e-mail: Fazel.Amiri@iau.ac.ir

http://dorl.net/dor/20.1001.1.26767082.1401.13.2.7.7

Being a vegetation index, NDVI depends largely on seasonal variation. Hence, LST is also regulated by the change of seasons. Thus, seasonal evaluation of LST and NDVI is an important task in LST mapping and monitoring, especially in an urban landscape. In this research, LST and NDVI in August in the coastal lands of Bushehr are investigated using Landsat satellite images for the years 1990, 2005 and 2020. The LULC map was obtained with suitable threshold values of NDVI. The objectives of this study are; 1) to analyze the temporal changes of the LST spatial distribution pattern in the study area, 2) to determine the spatial-temporal changes of the LST-NDVI relationship for the whole studied land, and 3) to investigate the spatial-temporal changes of the LST relationship-NDVI in different types of land use/cover.

Materials and Methods The land study area of Bushehr city, which is on the northern coast of the Persian Gulf, with dimensions of $20 \times 8 \text{ km}^2$ an area of 1011.5 km² and with an average minimum temperature of 18.1 °C and an average maximum temperature of 33 °C, relative humidity between 58-75% and the average annual rainfall is 272 mm. The data used in this research include; Landsat 8 (OLI) and Thermal Infrared Sounder (TIRS) data in 2020; 2005 ETM⁺ data, and 1990 TM data downloaded from the United States Geological Survey (USGS) (https://earth explorer.usgs.gov).

The Landsat 8 TIRS instrument has two TIR bands (bands 10 and 11), in which band 11 has calibration uncertainty. Therefore, only TIR band 10 (100 m resolution) is recommended for the present study. The 10 TIR band was converted to a pixel size of 30×30 meters by the USGS cubic convolution method. Landsat 5 TM data has only one TIR thermal infrared band (band 6) with 120 m resolution, which was also converted by USGS to 30×30 m pixel size by cubic convolution method. For Landsat TM and ETM⁺ data, the spatial resolution of 30 m visible to near-infrared (VNIR) bands was used. The maximum likelihood classification method was applied to validate NDVI threshold-based LULC classification. In this study, the mono-window algorithm was applied to retrieve LST from multi-temporal Landsat satellite sensors. NDVI can extract different types of LULC by using the optimum threshold values. These threshold values can differ with respect to the differences in the physical environment. The NDVI threshold limits were applied to the images to extract the different LULC types.

Results and Discussion The overall accuracy values of the LULC classification were 73.6%, 83.9%, and 84.6% in 1990, 2005, and 2020, respectively. The kappa coefficients for the LULC classification were 0.77, 0.80, and 0.84 in 1990, 2005, and 2020, respectively. In the present study, the average overall accuracy and average kappa coefficient were 80.7% and 0.80, respectively. Thus, the NDVI threshold method-based LULC classification was significantly validated. The results of this research showed a gradual rising (1.4 °C during 1990–2005 and 2 °C during 2005–2020) of LST during the whole period of



study. The mean LST value for three study years was the lowest (30.86 °C) on green vegetation and the highest (49.07 °C) on bare land and built-up areas. The spatial distribution of NDVI and LST reflects an inverse relationship. The best (-0.97) and the least (-0.80) correlation, respectively, whereas a moderate (-0.89) correlation was noticed. This LST-NDVI correlation was strong negative (-0.80) on the vegetation surface. The LST is greatly controlled by land-use characteristics.

Conclusion The present study analyzes the spatial, and temporal relationship of LST and NDVI in Bushehr coastal lands using 3 Landsat data sets for 1990, 2005, and 2020. The mono-window algorithm was applied in deriving LST. In general, the results showed that LST is inversely related to NDVI, irrespective of any year. The presence of vegetation is the main responsible factor for high negativity. The LST-NDVI relationship varies for specific LULC types. The green area presents a strong negative (-0.80) regression. The mean LST of the study area was increased by 3.4 °C during 1990-2020. The conversion of other lands into the built-up area and bare land influences a lot on the mean LST of the city. Both the changed and unchanged built-up area and bare land suffer from the increasing trend of LST. This study can be used as a reference for land use and environmental planning on coastal land.

Keywords: Landsat, Land surface temperature (LST), Normalized difference vegetation index (NDVI), Coastal land

Please cite this article as: Please cite this article as: Amiri F, Tabatabaie T. 2022. The effect of land use change/land cover on land surface temperature in the coastal area of Bushehr. Journal of RS and GIS for Natural Resources, 13(2): 130-147. http://dorl.net/dor/20.1001.1.26767082.1401.13.2.7.7