

پایش دمای شب‌هنگام سطح زمین در گستره ایران مبتنی بر برون‌داد سنجنده MODIS

دریافت مقاله: ۹۶/۴/۱۲

پذیرش نهایی: ۹۶/۱۲/۱۹

DOI: 10.29252/geores.33.1.174

چکیده

بر آورد دمای سطح زمین (LST) برای طیف گسترده ایی از برنامه‌ریزی‌های کاربردی مانند کشاورزی، جزیره حرارتی شهری (UHI)، مدیریت انرژی، فرین‌های آب هوایی و مطالعات دگرگونی آب و هوایی کاربرد دارد. فرآورده‌های LST مودیس به صورت پیوسته و در ردیف‌های منظم ارائه می‌شوند و تغییرات فضایی-زمانی را به شکل محصولات روزانه، هشت‌روزه و ماهانه به صورت جهانی پردازش می‌کنند. هدف از این پژوهش واکاوی برون‌داد داده‌های سنجنده مودیس به منظور توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در گستره ایران است. به این منظور داده‌های دمای سطح زمین مودیس که با استفاده از خوارزمیک روز-شب تولید شدند؛ برای دوره آماری ۲۰۰۱-۲۰۱۵ میلادی مبتنی بر برون‌داد فرآورده موسوم به MOD11C3 (V5) استخراج گردید. سپس آرایه‌ای به ابعاد ۴۸۵۵×۶۲۲۵۸ تشکیل شد. در این آرایه ۶۲۲۵۸ تعداد یاخته‌ها با تفکیک مکانی ۵ کیلومتر و ۴۸۵۵ نماینده روزها تعیین و در گام بعدی این آرایه به ۱۲×۶۲۲۵۸ تقلیل یافت که ۱۲ نماینده ماه‌های سال می‌باشد. برای پایش نهایی از روش زمین‌آمار کریجینگ برای پهنه‌بندی دمای سطح زمین استفاده شد. نتایج نشان داد کمینه دمای شب‌هنگام سطح زمین از نظر زمانی در ماه‌های دسامبر تا فوریه رخ می‌دهد و میزان آن تا ۲۰- درجه سلسیوس می‌رسد. از نظر مکانی نیز این مناطق منطبق بر ارتفاعات و الگوی ناهمواری‌ها، به‌ویژه نیمه غربی، شمالی و شمال غرب و شمال خراسان می‌باشد. ماه سپتامبر واسطه دگرش دمای شب‌هنگام سطح زمین از دوره گرم سال به دوره سرد سال و ماه مارس واسطه دگرش دوره سرد سال به دوره گرم سال محسوب می‌شود. کانونی از دماهای گرم شب‌هنگام سطح زمین در ماه‌های مختلف سال قابل مشاهده است. از نظر زمانی این دماهای گرم از آوریل تا سپتامبر بر مناطق گرمسیری حکم‌فرمایی می‌کنند. تنوع دمای شب‌هنگام سطح زمین در ایران زیاد است، ارتفاعات و ناهمواری‌ها عامل کارسازی در شکل‌گیری وضعیت و میزان دمای شب‌هنگام سطح زمین در ایران محسوب می‌شوند.

واژگان کلیدی: دمای سطح زمین، دمای سطح زمین شب‌هنگام، سنجنده مودیس، تصاویر ماهواره‌ای، ایران

دمای سطح زمین یک سنجه بسیار مهم برای طیف وسیعی از برنامه‌ریزی‌های کاربردی است. این پارامتر اغلب به‌عنوان دمای پوسته (رویه) سطح زمین نیز شناخته می‌شود که از داده‌های مادون‌قرمز حرارتی سنجنش‌ازدور به دست می‌آید (Weng et al, 2014). همچنین دمای سطح زمین یک پارامتر مهم برای ارزیابی بودجه انرژی سطح زمین است (Trigo et al, 2008). تاملینسون و همکاران* (۲۰۱۱) طی پژوهشی به بسیاری از این کاربردها شامل جزایر گرمایی شهری، محاسبه درجه روزهای گرمایش و سرمایش، ورودی مدل‌ها، توسعه شهری، مدل‌های بارش-رواناب و رطوبت سطحی و زیرسطحی (Moran, 2004)، تبخیر و تعرق سطحی (Wang, Dickinson, 2012)، دگرگونی آب و هوایی (IPCC, 2007)، گسترش بیماری‌ها (Devisser et al, 2010) و بسیاری از شاخه‌های مرتبط با علوم محیطی و مهندسی اشاره کرده‌اند. دانش ما از دمای سطح زمین و دگرگونی زمانی-مکانی آن در وهله نخست اهمیت شایان توجهی را برای مناطق شهری و محیط‌زیست و تعاملات آن با انسان خواهد داشت (Keramitsoglou et al, 2011).

به جهت اندازه‌گیری محدود دمای سطح زمین و هوا در مناطق شهری که بیشینه جمعیت، مراکز اقتصادی، اجتماعی و... را نیز به خود اختصاص داده‌اند و از سوی دیگر این مناطق دگرگونی چشمگیری نیز در مسافت‌های کوچک دارند نمی‌توانند راهبردهای مناسبی را به جهت برنامه‌ریزی‌ها ارائه دهند. از سوی دیگر اندازه‌گیری هواشناسی هرچند که اطلاعات دقیق تا گسسته ایی برای مکان‌های خاص فراهم می‌کنند اما توانایی برای توصیف ناهمگونی فضایی در نواحی بزرگ را محدود کرده‌اند (Willmott, Robeson, 1995, Benali et al, 2012). غیریکنواخت بودن توزیع فضایی - مکانی پیمون گاه‌های هواشناسی و نقض ابزار اندازه‌گیری به‌خصوص در شرایط سطح زمین نیز چالشی دیگر است. با توسعه ماهواره‌های سنجنش‌ازدور می‌توان اذعان داشت که این مشکل تا حدودی برطرف گردید. ماهواره‌های سنجنش‌ازدور پوشش جهانی بی‌سابقه ایی از پارامترهای سطح همچون دمای سطح زمین، پوشش گیاهی، تبخیر و تعریق و... را در اختیار ما قرار می‌دهند (Carlson, 2007, zho et al, 2013). لذا مطالعه دمای سطح زمین آن‌هم در پیمانۀ زمانی که تاکنون کمتر مورد توجه پژوهشگران قرار گرفته است (دمای شب‌هنگام سطح زمین) می‌تواند دریچه‌های نو را برای دانش آب‌وهواشناسی بگشاید.

همان‌طور که گفته شد دمای سطح زمین یک پارامتر کلیدی در فرایندهای فیزیکی انرژی سطح زمین و تعامل آب‌وهوا در پیمانۀهای منطقه ایی و جهانی است (Karnieli et al, 2010) (Li et al, 2009). ماهواره‌های سنجنش‌ازدور امکان سنجنش دمای سطح زمین را با تفکیک فضایی-زمانی بالا ارائه می‌دهند (Li et al, 2013). تا به امروز فرآورده‌های دمای سطح زمین دو ماهواره ترا و آکوا[†] منسجم‌ترین و کاراترین داده‌های دمای سطح زمین را ارائه کرده‌اند (Wan, 2004, Duan, 2014).

در طول شب سطح زمین به شکل یک سطح هم‌دما و همگن عمل می‌کند. در طول روز دمای سطح زمین تحت شرایط سایه و نور مستقیم خورشید می‌تواند منجر به ظهور یک اختلاف ۲۰ درجه ایی دما شود (Wan, Dozier, 1996). اما این اختلاف در طول شب نمود چندانی نخواهد داشت. لذا رفتار عوارض این‌چنینی که بر دمای سطح زمین تأثیر می‌گذارند کمتر نمود می‌یابند و از این جهت شناسایی مناطق و جداسازی عوارض و رفتار بیوفیزیکی‌شان در فضای دمایی محیط کمی پیچیده‌تر خواهد شد. در بین باید توجه داشت که شدت جزایر حرارتی شهری در شب به بالاترین مقدار خود می‌رسد (EPA, 2017) این اختلاف در اوایل صبح ۸ درجه سلسیوس و در ساعات آغازین شب به بیشترین مقدار خود یعنی ۱۰ درجه سلسیوس می‌رسد (محمدی، ۱۳۹۰). در خصوص شدت جزایر گرمایی باید به دو نکته توجه خاص مبذول داشت: مورد اول تابش و مورد دوم توپوگرافی است. از آنجایی که

* Tmlinson et al

† Terra, Aqua

ایران به جهت موقعیت قرار گیریش در عرض‌های جغرافیای مختلف و توپوگرافی پیچیده به‌خصوص در شمال و نوار غربی؛ مطالعه جزایر گرمایی در مقیاس بزرگ باید احتیاط ویژه صورت گیرد. مسعودیان (۱۳۹۰) در جامع‌ترین و به‌روزترین مطالعه از آب‌وهوای ایران ابراز داشته است شب‌هنگام که تابش‌های کوتاه پس از غروب خورشید حذف می‌شود و دمای هوا تابعی از تابش‌های بلند خروجی است و بخار آب موجود در هواسپهر با جذب این تابش نقش گرمایشی بازی می‌کند.

به جهت اهمیت مطالعه دمای سطح زمین به‌خصوص دمای شب‌هنگام مبتنی بر بروندادهای ماهواره ایی تاکنون پژوهش‌های بسیاری انجام شده است این دست از پژوهش‌ها را می‌توان بر اساس نوع ماهواره/سنجنده و هدف پژوهش به دودسته کلی تقسیم‌بندی کرد: در طبقه‌بندی نخست که بر اساس توان تفکیکی ماهواره/سنجنده قابل تقسیم بندی است می‌توان آن‌ها را به: ۱- سنجنده‌های اپتیکی با توان تفکیک مکانی پایین و متوسط و ۲- سنجنده‌های اپتیکی با توان تفکیک مکانی بالا تقسیم‌بندی کرد. در طبقه‌بندی دیگر که بر اساس هدف قابل تقسیم بندی است نیز می‌توان پژوهش‌های مرتبط با دمای سطح زمین را همچون قبل در دودسته کلی دیگر قرار دارد. در دسته نخست که بخش چشمگیری از پژوهش‌ها را به خود اختصاص داده است در زمینه راستی آزمایی داده‌های ماهواره ایی است؛ دسته دوم به نتایج کاربردی منتج از دمای سطح زمین پرداخته‌اند. در این راستا ونگ و همکاران* (۲۰۰۸) به اعتبار سنجی دمای سطح زمین با استفاده از اندازه‌گیری‌های بلندمدت دمای سطح زمین شب‌هنگام با استفاده از فرآورده مودیس به این نتیجه رسیدند که خطای فرآورده این سنجنده در برآورد دمای سطح زمین به زاویه اوج سنسور بستگی دارد و مستقل از دمای هوا، رطوبت، سرعت باد و رطوبت خاک است. هالی و هوک[†] (۲۰۰۹) به هم‌سنجی فرآورده دمای سطح زمین مجموعه مودیس ۴، ۴/۱ و ۵ و اعتبار سنجی آن با استفاده از داده‌های آزمایشگاهی نمونه‌های شنی در بیابان نامیب در نامیبیا پرداختند و به این نتیجه رسیدند که در مناطق خشک و نیمه‌خشک از فرآورده نسخه ۴ استفاده کنند.

یانگ و ونگ[‡] (۲۰۱۱) در برآورد تبخیر و تعرق با رویکرد مدل‌سازی فضای دوبعدی با کاربست دمای سطح زمین شب‌هنگام به ارائه یک رابطه بین شاخص نرمال شده پوشش گیاهی و اختلاف درجه حرارت سطح زمین شب‌هنگام پرداختند. هم‌سنجی دمای سطح زمین شب با استفاده از داده‌های ماهواره ایی سنجنده مودیس و هم‌سنجی مجدد آن با دمای هوا در شهر بیرمنگام انگلستان پژوهشی است که تاملینسون و همکاران (۲۰۱۲) در سه ماه تابستان (ژوئن، ژوئیه و اوت) سال ۲۰۱۰ میلادی بدان پرداخته‌اند. نتایج پژوهش آنان نشان داد در شب درجه حرارت هوا به‌طور مداوم بالاتر از دمای سطح زمین اندازه‌گیری شده توسط ماهواره در پیمونگه‌های خاص مشاهده می‌گردد.

ژو و همکاران[§] (۲۰۱۳) در برآورد دمای بیشینه و کمینه روزانه فرآورده‌های دمای سطح زمین در حوضه رودخانه ژیانگرید* در شمال فلات تبت به این نتیجه رسیدند که دمای کمینه و بیشینه سطح زمین را می‌توان به شکل کارایی با روش TVX از سنجنده ارزیابی کرد. سان و همکاران[¶] (۲۰۱۴) در برآورد میانگین دمای هوا در سه منطقه در شمال شرق چین با استفاده دمای سطح زمین روز و شب‌هنگام سنجنده مودیس از روش DTVX استفاده کردند نویسندگان ابراز داشته‌اند که این روش استقلال کامل داده‌های فرعی را به همراه خواهد داشت. نتایج پژوهش آنان نشان داده است که تفاوت دمای شب روز در جنگل‌های انبوه و مناطق کوهستانی بیشینه خواهد بود. مطالعه آب و هواشناسی از دمای سطح زمین جهانی با استفاده از مشاهدات روزانه یک کیلومتری مودیس ترا نیز پژوهشی است بچتل^{¶¶} (۲۰۱۵) بدان پرداخته و به این نتیجه رسید که شرایط آب و هوایی، پوشش زمین، فنولوژی پوشش گیاهی و اثرات زمین‌شناسی و انسانی نقش تعیین‌کننده‌ای در دگرگونی دمای سطح زمین دارند.

* Wang et al.
† Hilley, Hook
‡ Yang, Wang
§ Zu et al.
* Xiangride
† Su et al.
‡ Bechtel

*
†
‡

پایش دمای شب‌هنگام سطح زمین در گستره ایران مبتنی بر برونداد سنجنده 1W/MODIS

در ایران نیز پژوهش‌های بسیاری دمای سطح زمین را مورد مطالعه قرار داده‌اند؛ رحیمی خوب و همکاران (۱۳۸۴) به برآورد دمای سطح زمین با استفاده از تصاویر نوآ* در حوضه آبریز دریاچه ارومیه پرداختند و به این نتیجه رسیدند که الگوریتم پرایس بیشینه دقت را در برآورد دمای سطح زمین دارد. ارتباط پوشش گیاهی با دما و آلبدو سطح در دوره گرم سال با استفاده از داده‌های مودیس در شمال ایران پژوهشی است ادب و همکاران (۱۳۹۱) آن را مورد توجه قرار دادند و به این نتیجه رسیدند که دمای سطحی و آلبدوی سطح تحت تأثیر مقدار پوشش گیاهی است.

مرادی و همکاران (۱۳۹۵a) در پهنه‌بندی دمای رویه زمین ایران با استفاده از داده‌های مودیس به این نتیجه رسیدند که ایران به دو خوشه کلی گرم و سرد قابل طبقه‌بندی است و خوشه‌بندی مجدد چهار پهنه بسیار گرم، گرم، معتدل و سرد را آشکار ساخته است و خوشه‌های دمای سطح زمین هماهنگی زیادی با ناهمواری‌ها و عرض جغرافیایی دارند. همچنین مرادی و همکاران (۱۳۹۵b) در پژوهشی دیگر با استفاده از داده‌های روز هنگام مودیس شیب دمای سطح زمین را در ایران مورد ارزیابی قرار دادند و به این نتیجه رسیدند که تغییرات زمانی - مکانی چشم‌گیری در شیب دمای سطح زمین ایران دیده می‌شود؛ این دگرگونی از شرایط محیطی و دگرگونی دریافت انرژی خورشید اثر می‌پذیرد.

ماهواره لندست^۱ به نسبت سایر ماهواره‌ها و سنجنده‌ها بیشتر در ایران مورد توجه قرار گرفته است. احمدی و داداشی رودباری (۱۳۹۵) آثار ترکیبات بیوفیزیکی را در شکل‌گیری جزایر حرارتی شهری مشهد با استفاده از لندست ۸ مورد ارزیابی قرار دادند و با استفاده از شاخص همبستگی مکانی^۲ خوشه‌های گرم و سرد جزایر حرارتی شهری مشهد را استخراج کردند و به این نتیجه رسیدند که نمایه تفاضل بهنجار شده پوشش گیاهی^۳ اثر منفی و نمایه تفاضل بهنجار شده مناطق ساخته شده^۴ اثر مثبتی بر دمای سطح زمین در شهر مشهد دارد. همچنین علی‌آبادی و داداشی رودباری (۱۳۹۶) با استفاده از داده‌های لندست ۷ نقش مؤلفه‌های جغرافیایی را بر چگونگی پراکندگی دمایی در سطوح شهری مشهد مورد ارزیابی قرار دادند و به این نتیجه رسیدند که یک رابطه مستقیم و مثبت قوی بین دمای سطح زمین و مناطق ساخته شده یک همبستگی معکوس قوی بین نمایه تفاضل بهنجار شده پوشش گیاهی و دمای سطح زمین در شهر مشهد وجود دارد.

در ایران تاکنون ارزیابی دقیقی از دمای سطح زمین شب‌هنگام به عمل نیامده است و پیشینه این دست از مطالعات در ایران بسیار ضعیف است. تنها مطالعه جامع دمای شبانه ایران توسط مسعودیان (۱۳۹۰) انجام شده است وی ایران را به سه قلمرو سواحل جنوبی، مرکزی و کوهپایه‌ای و کوهستانی تقسیم کرده است. دمای شبانه قلمرو اول را ۱۵ تا ۲۳ درجه سلسیوس، قلمرو دوم ۹ تا ۱۵ درجه سلسیوس و قلمرو سوم را ۲ تا ۹ درجه سلسیوس عنوان کرده است.

کارایی دمای هوا در حیات بشری و چشم‌انداز ناهمگون بام ایران و همچنین دگرگونی شدید دمای هوا، زمینه‌ساز استفاده از فناوری‌های نوین سنجش‌ازدور برای واکاوی و شناخت بیشتر از دمای سطح زمین می‌باشد. سنجش تفاوت‌ها و تنوع دمایی ایران همواره کانون توجه آب و هواشناسان و پژوهشگران گرایش‌های مختلف بوده است. کمبود پیمونگاه و پراکنش ناموزون آن‌ها در مناطق مختلف ایران، به‌ویژه مناطق مرکزی و دور از دسترس، ضرورت استفاده از تصاویر ماهواره‌ای به‌عنوان فناوری‌های نوین را حائز اهمیت می‌سازد. یکی از کاربردهای دانش آب و هواشناسی، کمک به تصمیم‌سازی برای برنامه‌ریزی‌های محیطی در زمینه‌های مختلف می‌باشد. بنابراین پژوهش پیش‌رو باهدف پایش دمای شب‌هنگام سطح زمین در طولانی مدت و توزیع زمانی - مکانی آن مورد مطالعه قرار گرفته است.

* NOAA

† Landsat

‡ Local Indicators of Spatial Association (LISA)

§ Normalized Difference Vegetation Index (NDVI)

* Normalized Difference Built-up Index (NDBI)

الف) داده‌های دمای سطح زمین مودیس و نحوه دریافت آن

مودیس توسط سازمان ملی هوا و فضا ایالات متحده آمریکا (Chopping et al, 2008) تحت برنامه سامانه دیدبانی زمین^۱ دو ماهواره آکوا و ترا در سامانه مدارگرد قطبی فعالیت می‌کند. سنجنده مودیس دستگاهی با تفکیک رادیو متریکی زیاد (۱۲ بیت) است و همان‌طور که گفته شد با دو ماهواره آمریکایی ترا (از سال ۲۰۰۰ تاکنون) و آکوا (از سال ۲۰۰۲ تاکنون) حمل می‌شود (Thome et al, 2003). زمان عبور دو سنجنده ترا و آکوا از خط استوا ۱۰:۳۰ و ۱۳:۳۰ به وقت محلی است (علی‌آبادی و همکاران، ۱۳۹۴). داده‌های دمای سطح زمین از کانال‌های حرارتی این سنجنده قابل بازیافت است. بعد از دریافت داده‌های روزانه سنجنده مودیس، برای دوره ۲۰۰۱-۲۰۱۵ میلادی استخراج گردید. در این پژوهش از فرآورده موسوم به (MOD11C3 (V5 استفاده شد.

ب) خوارزمیک مورد استفاده فرآورده MOD11C3 (V5) برای استخراج دمای سطح زمین شب هنگام همان‌طور که گفته شد داده‌های سطح زمین از پایگاه نامبرده طی دوره زمانی منتخب بارگیری گردید؛ لذا جهت معرفی بهتر این مجموعه داده در ادامه توضیحات مختصری در خصوص این فرآورده و نحوه محاسبه آن ارائه خواهد شد. روش‌های مختلفی برای بازیابی دمای سطح زمین ارائه شده است که شرح کامل آن توسط (Wan et al, 2002) ارائه شده است؛ در بین روش‌های موجود دو خوارزمیک پنجره مجزا بهنجار شده (Wan, Dozier, 1996) و روز-شب (Wan et al, 2002) با توجه به دقت بالا و عدم قطعیت پایین‌تر این دو روش، بیش از سایر روش‌ها مورد توجه قرار گرفتند. در این پژوهش از داده‌های تولیدشده با خوارزمیک روز-شب در بازه زمانی روزانه استفاده شد.

خوارزمیک فیزیک مبنا روز-شب (Wan, Li, 1997) برای بازیابی میزان گسیل مندی سطح و دما با تفکیک مکانی ۵ کیلومتر از یک جفت داده مودیس روز هنگام و شب هنگام در ۷ باند مادون قرمز حرارتی^۲ (شماره باندهای : ۲۰، ۲۲، ۲۳، ۲۹، ۳۱ و ۳۲) توسعه داده شد. ورودی‌های این خوارزمیک عبارت‌اند از: فرآورده کالیبره شده رادیانس^۳ فرآورده موقعیت جغرافیایی^۴؛ فرآورده‌های دمای هواسپهری و پروفیل بخار آب^۵ و فرآورده ماسک ابر^۶. بر اساس نتایج وان و همکاران^۷ (۲۰۰۲) خوارزمیک روز-شب اولین خوارزمیک عملیاتی است که قادر به تنظیمات بهتر عدم قطعیت دمای هواسپهری و پروفیل بخار آب برای بازیابی بهتر گسیل مندی سطح و دما بدون نیاز به روش‌های پیچیده بازیابی پارامترهای سطحی و پروفیل قائم هواسپهری است (Ma et al, 2000; 2002). جزئیات فنی کامل استخراج دمای سطح زمین توسط وان و همکاران (۲۰۰۲) و وان و اسنایدر^۸ (۲۰۱۳) تشریح شده است.

ج) پهنه‌بندی دمای سطح زمین شب هنگام در ایران

پس از بارگیری داده‌های دمای سطح زمین فرآورده نامبرده با فرمت داده‌های موسوم به خود تعریف^۹ برای محدوده ایران به شکل روزانه از سال ۲۰۰۱ تا ۲۰۱۵ با تفکیک مکانی ۵×۵ کیلومتر، داده‌ها رمزگشایی^{۱۰} شدند که آرایه‌ای به ابعاد ۴۸۵۵×۶۲۲۵۸

*Moderate Resolution Imaging Spectro-radiometer (MODIS)

† Earth Observing System (EOS)

‡ Thermal Infrared (TIR)

§ Calibrated Radiance Product (MOD021KM)

* Collocation Product (MOD03)

† Atmospheric Temperature and Water Vapor Profile Product (MOD07)

‡ Cloud Mask Product (MOD35)

§ Wan et al.

* Wan, Snyder

† Network Common Data Form (NetCDF)

‡ dcode

*

†

‡

پایش دمای شب‌هنگام سطح زمین در گستره ایران مبتنی بر برون‌داد سنجنده MODIS/۱۷۹

به دست آمد. در این آرایه ۶۲۲۵۸ تعداد یاخته‌ها با تفکیک مکانی ۵ کیلومتر و ۴۸۵۵ نماینده روزها می‌باشد. در گام بعدی این آرایه به $۶۲۲۵۸ \times ۱۲ \times ۱۲$ تقلیل یافت که ۱۲ نماینده ماه‌های سال می‌باشد. حال پس از به دست آوردن میانگین دمای سطح زمین ماهیانه برای هر یک از ۶۲۲۵۸ یاخته این مقادیر به همراه مشخصه‌های طول و عرض جغرافیایی که در زمان رمزگشایی داده به دست آمده‌اند وارد نرم‌افزار ARCMAP شدند و پهنه‌بندی دمای سطح زمین با استفاده از روش زمین‌آمار کریجینگ انجام شده است، کاربست روش حاضر به واسطه کمترین خطا گزینش شده است (شایان‌ذکر است با توجه به اینکه داده‌های یاخته‌ای نامبرده از تفکیک مناسبی برخوردار هستند می‌توان از روش درون‌یابی نیز استفاده نکرد و خود مقادیر یاخته‌ها را با طبقه‌بندی به نمایش گذاشت لذا از آن جایی که در این روش فاصله ۵ کیلومتری بین یاخته‌ها در نظر گرفته نمی‌شود و به لحاظ شکل شناسی نیز چندان مناسب نخواهد بود در این پژوهش از روش درون‌یابی برای ارائه بهتر نقشه‌ها استفاده شد).

نتایج و بحث

الف) - تحلیل زمانی دمای شب‌هنگام

جدول ۱ برخی از رفتارهای آماری دمای شب‌هنگام سطح زمین ایران زمین را مبتنی بر برون‌داد داده‌های ماهواره‌ای سنجنده مودیس برای دوره زمانی ۲۰۰۱ تا ۲۰۱۵ را ارائه داده است. بر اساس نتایج؛ دمای شب‌هنگام سطح زمین ۸ ماه از سال در ایران زمین منفی است. ژانویه با $۱۹/۴۱-$ کمینه دمای درون سالی ایران را به خود اختصاص داده است. به‌غیر از دو ماه ژانویه و فوریه بقیه ماه‌های سال دمای بیشینه‌شان بیشتر از ۲۰ درجه سلسیوس است که بیشینه آن نیز $۳۴/۷۲$ درجه سلسیوس متعلق به ماه آگوست است. دامنه دگرذیسی دمای شب‌هنگام سطح زمین ایران بسیار بالاست به طوری که برای تمامی ماه‌های سال این مقدار بالای ۳۰ درجه سلسیوس است. دسامبر با $۳۸/۸۲$ درجه سلسیوس بیشینه مقدار دامنه دمایی شب‌هنگام را به خود اختصاص داده است. اگر چارک اول را گرانگه آماری کانون‌های بسیار سرد دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران در نظر گرفته شود پیداست که در ماه‌های ژانویه، فوریه و دسامبر یک‌چهارم از مساحت کشور دمایی کمتر از $۳/۸۳-$ ، $۱/۵۳-$ و $۲/۵۰-$ درجه سلسیوس دارند. حال با در نظر گرفتن چارک سوم به‌عنوان گرانگه آماری کانون‌های گرم دمای سطح زمین شب‌هنگام کشور می‌توان گفت در سه ماه نامبرده سه‌چهارم از مساحت کل کشور دمایی حدود کمتر از ۵ درجه سلسیوس دارند. یک‌چهارم از مساحت کشور در ۵ ماه دوره گرم سال از ماه می تا سپتامبر دمای بیش از ۲۳ درجه سلسیوس دارند. اگر نموداری از میانگین دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران ترسیم شود این نمودار حالتی زنگ گونه به خود خواهد گرفت به طوری که ماه‌های ژانویه، دسامبر، فوریه، مارس، نوامبر، آوریل، اکتبر، می، ژوئن، آگوست و ژولای به ترتیب ذکر شده دمایشان افزایش می‌یابد.

جدول ۱- برخی از مشخصات آماری دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران

ماه	دمای کمینه	دمای بیشینه	دامنه تغییرات	چارک اول	چارک سوم	میانگین
ژانویه	-۱۹/۴۱	۱۷/۶۹	۳۷/۰۹	-۳/۸۳	۴/۴۱	۰/۲۸
فوریه	-۱۸/۷۱	۱۸/۹۸	۳۷/۶۹	-۱/۵۳	۷/۲۱	۲/۸۱
مارس	-۱۵/۹۴	۲۲/۵۳	۳۸/۴۷	۲/۸۵	۱۱/۸۶	۷/۳۰
آوریل	-۱۰/۴۷	۲۷/۱۵	۳۷/۶۲	۷/۸۴	۱۷/۲۱	۱۲/۴۵
می	-۵/۰۷	۳۱/۸۱	۳۶/۸۸	۱۳/۷۹	۲۳/۲۰	۱۸/۳۴
ژوئن	۰/۸۸	۳۳/۲۲	۳۲/۳۴	۱۸/۹۸	۲۷/۰۵	۲۲/۸۴
ماه	دمای کمینه	دمای بیشینه	دامنه تغییرات	چارک اول	چارک سوم	میانگین
ژولای	۴/۶۱	۳۴/۹۷	۳۰/۳۶	۲۱/۳۷	۲۸/۲۷	۲۴/۶۲
آگوست	۴/۵۳	۳۴/۷۲	۳۰/۱۹	۲۰/۶۸	۲۷/۲۲	۲۳/۸۵
سپتامبر	۰/۳۷	۳۱/۴۷	۳۱/۱۰	۱۶/۶۱	۲۳/۶۱	۲۰/۰۹
اکتبر	-۶/۱۵	۲۸/۹۴	۳۵/۰۹	۱۰/۴۶	۱۸/۳۵	۱۴/۴۲
نوامبر	-۱۳/۱۵	۲۵/۶۲	۳۸/۷۸	۳/۹۷	۱۲/۲۵	۸/۱۴
دسامبر	-۱۷/۷۰	۲۱/۱۲	۳۸/۸۲	-۲/۵۰	۵/۵۸	۱/۵۵

جدول ۲ همبستگی دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران را با مشخصه‌های ارتفاع طول و عرض جغرافیایی را ارائه داده است. همان‌طور که پیداست بیشینه همبستگی متعلق به ارتفاع پس از آن عرض جغرافیایی و سپس طول جغرافیایی است. بیشینه همبستگی دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران با ارتفاع در ماه آگوست با ۰/۷۲۷- رخ داده است و کمینه مقدار همبستگی دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران با ارتفاع نیز با مقدار ۰/۶۷۶- در ماه آوریل اتفاق افتاده است. لذا یک رابطه منفی قوی بین دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران زمین با ارتفاع در ایران وجود دارد. از سوی دیگر بیشینه و کمینه همبستگی دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران زمین با عرض جغرافیایی متعلق به ماه‌های نوامبر و آگوست است.

جدول ۲- همبستگی دمای سطح زمین شب‌هنگام ایران با ارتفاع، طول و عرض جغرافیایی

ماه	ژانویه	فوریه	مارس	آوریل	می	ژوئن
ارتفاع	-۰/۶۸۷	-۰/۶۹۴	-۰/۶۸۱	-۰/۶۷۶	-۰/۶۹۱	-۰/۷۰۷
طول جغرافیایی	۰/۴۶۵	۰/۴۸۹	۰/۵۰۲	۰/۵۴۴	۰/۵۱۴	۰/۴۰۴
عرض جغرافیایی	-۰/۷۵۳	-۰/۷۳۹	-۰/۷۵۰	-۰/۷۳۶	-۰/۷۱۷	-۰/۶۴۵
ماه	ژولای	آگوست	سپتامبر	اکتبر	نوامبر	دسامبر
ارتفاع	-۰/۶۹۸	-۰/۷۲۷	-۰/۷۱۸	-۰/۷۰۰	-۰/۶۸۷	-۰/۶۸۱
طول جغرافیایی	۰/۳۰۸	۰/۲۴۰	۰/۲۹۱	۰/۳۷۲	۰/۴۴۴	۰/۴۲۵
عرض جغرافیایی	-۰/۵۴۴	-۰/۵۳۷	-۰/۶۵۴	-۰/۷۳۲	-۰/۷۶۶	-۰/۷۶۱

ب) تحلیل مکانی دمای شب‌هنگام سطح زمین

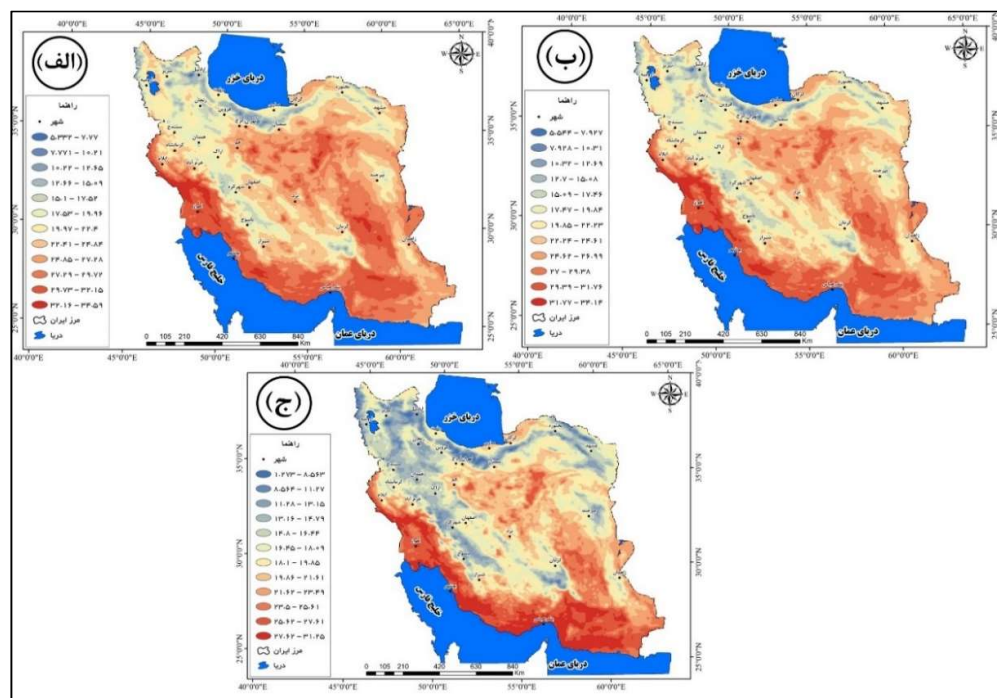
توزیع مکانی دمای شب‌هنگام سطح زمین ایران زمین در ماه ژانویه در شکل (۱-الف) مشخص شده است. در این ماه از سال، کمینه دمای سطح زمین در ایران رخ می‌دهد. دمای شب‌هنگام سطح زمین در این ماه در نواحی مرتفع غرب، شمال و شمال غرب به ۱۹- درجه سلسیوس می‌رسد. با توجه به رخداد انقلاب زمستانی در نیمکره شمالی، تقریباً بیشترین نواحی بام ایران دمای سطح زمین نزدیک صفر و پایین‌تر از صفر درجه سلسیوس را تجربه می‌نمایند. شدت دمای سطح زمین در شب‌هنگام به دلیل پس‌داد تابش زمینی بر نواحی مرتفع زاگرس، منطقه شمال غرب، البرز مرکزی و خراسان رضوی و شمالی مشاهده می‌شود. نواحی نیمه جنوبی در محدوده استان‌های مجاور خلیج فارس و دریای عمان و لوت جنوبی، دمای سطح زمین در شب‌هنگام از ۵ تا ۱۷ درجه سلسیوس بالای صفر متغیر می‌باشد. گستردگی ایران زمین و توزیع ناهمگامی‌ها رفتار دمای سطح زمین شب‌هنگام را به شدت متغیر ساخته و تفاوت‌های دمایی شب‌هنگام سطح زمین، در جای‌جای ایران زمین مشهود می‌باشد. در این ماه، بیش از ۸۰ درصد از مساحت ایران به تناسب موقعیت جغرافیایی و شرایط ناهمگامی‌ها، دماهای زیر صفر درجه را در شب‌هنگام در سطح زمین تجربه می‌کنند.

توزیع دمای شب‌هنگام ماه فوریه در شکل (۱-ب) مشخص شده است. در این ماه از وسعت مناطق با دمای سطح زمین شب‌هنگام زیر صفر درجه سلسیوس کاسته می‌شود. سردترین دماهای سطح زمین شب‌هنگام همچنان در مناطق زاگرس مرتفع، آذربایجان‌ها و البرز مرکزی و خراسان شمالی از ۵- تا ۱۸- درجه سلسیوس رخ می‌دهد. گرم‌ترین مناطق در حاشیه دریای عمان در نوار جنوبی کشور با دمای ۱۵ تا ۱۹ رخ می‌دهد.

توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در ماه مارس در شکل ۱-ج مشخص شده است. در این ماه با توجه به گذر فصلی، از شدت دمای سطح زمین شب‌هنگام کاسته می‌شود به طوری که سردترین مناطق، دمایی تا ۱۵- درجه سلسیوس را تجربه می‌کنند و از طرفی دیگر در مناطق با عرض‌های پایین‌تر و مجاور دریا، دمای شب‌هنگام سطح زمین تا ۲۲ درجه سلسیوس نیز افزایش می‌یابد. نواحی مرکزی و کم ارتفاع نیمه جنوبی دمای شب‌هنگام بالاتر از ۳ درجه سلسیوس تا ۲۲ درجه به تناسب موقعیت جغرافیایی و ارتفاع از سطح دریا رخ می‌دهد. کانون سردترین نواحی در آذربایجان شرقی، زنجان، شهرکرد، مازندران و تهران و چهارمحال و بختیاری قرار دارد.

با توجه به نتایج، رژیم دمای شب‌هنگام سطح زمین ایران قاره‌ای است. مسعودیان (۱۳۹۰) در مطالعه آب‌وهوای ایران در تعریف رژیم قاره‌ای برای دمای ایران ابراز داشته است که دمای هوا در ایران بشدت تابع ارتفاع، عرض جغرافیایی و محتوای رطوبتی هوا سپهر است وی ضمن نقش پرفشار جنب حاره در دوره گرم سال و حاکمیت پرفشار سیبری در دوره سرد سال به ویژه

در شمال شرق و اثر گلخانه ایی بخار آب و نقش آن در مناطق مختلف ایران وجود یک رژیم قاره ایی را برای اثبات کرده است. الگوی دگرگونی مکانی دمای شب هنگام سطح زمین در ماه های سرد و بسیار سرد زمستانی نامنسجم تر از ایام گرم سال می باشد. وجود رژیم دمایی قاره ایی موجب اختلاف دمایی و نوسانات مکانی بالا در گستره ایران شده است به طوری که حتی در سردترین ماه، بین گرم ترین و سردترین مناطق، بیش از ۲۰ درجه دگرگونی وجود دارد. الگو و ساختار دمای شب هنگام سطح زمین در ماه های سرد نشان داد که دگرگونی فضایی دمای شب هنگام سطح زمین از ارتفاعات و عامل عرض جغرافیایی تبعیت می نماید.



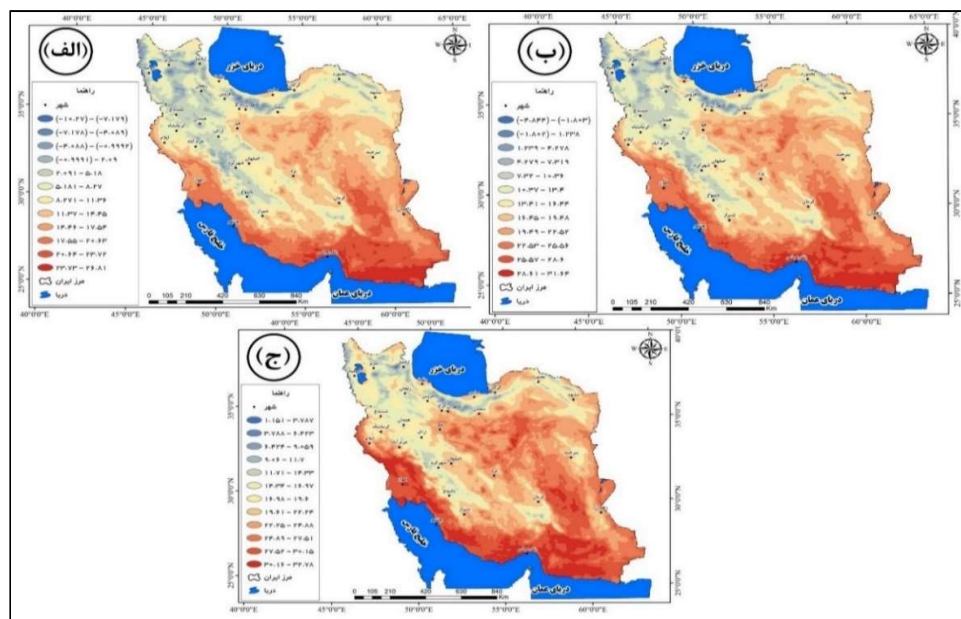
شکل ۱- الف) دمای سطح زمین شب هنگام ماه ژانویه، ب) دمای سطح زمین شب هنگام ماه فوریه ج) دمای سطح زمین شب هنگام ماه مارس

توزیع دمای شب هنگام سطح زمین آوریل در شکل ۲-الف مشخص شده است. در این ماه با شروع افزایش دمای تدریجی سطح زمین در شب هنگام آشکار می گردد. مناطق سرد در مناطق مرتفع البرز و زاگرس و نواحی شمال خراسان مشاهده می شود و شدت دمای شب هنگام سطح زمین در سردترین حالت به ۱۰- درجه سلسیوس می رسد. ۴-۵ درجه سلسیوس افت دما مشاهده می شود. در این ماه محدوده نواحی با دمای شب هنگام گرم به عرض های بالاتر کشیده می شود و بخش های بیشتری از نواحی مرکزی با دماهای گرم شب هنگام مواجه می شوند. در این ماه از سال، نواحی و استان های نوار جنوبی دماهای بالاتر از ۲۰ درجه سلسیوس را در شب تجربه می کنند که در شدیدترین حالت، دمای ۲۶ درجه سلسیوس در جنوب استان هرمزگان و سیستان و بلوچستان رخ می دهد. دمای استان های واقع در نیمه جنوبی در این ماه از آسایش نسبتاً مناسبی برای انسان برخوردار هستند و در ماه های گرم آتی به تدریج خارج از محدوده آسایش انسانی قرار می گیرند.

توزیع دمای شب هنگام سطح زمین می ایران زمین در شکل ۲-ب مشخص شده است. در این ماه از سال روند تدریجی افزایش دمای شب هنگام سطح زمین افزایش بیشتری می یابد. به طوری که در مناطق سردسیر و مرتفع دمای شب هنگام سطح زمین از ۴- تا ۷ درجه سلسیوس در نوسان است. سردترین نواحی در مناطق اردبیل و آذربایجان و البرز مرکزی رخ می دهد. از طرفی دیگر دمای شب هنگام در عرض های جنوبی ۳۱ درجه سلسیوس در نوار جنوبی حاشیه دریای عمان می رسد. وسعت دماهای

پایش دمای شب‌هنگام سطح زمین در گستره ایران مبتنی بر برون‌داد سنجنده MODIS/۱۸۳

شب‌هنگام بیش از ۱۸ درجه سلسیوس بیشتر شده است. استان‌های نوار ساحلی با دمای بالاتر از ۲۵ درجه سلسیوس از دمای شب‌هنگام گرم‌تری برخوردار می‌باشند (دماهای بالاتر از ۲۵ درجه سلسیوس روز گرم و دماهای بالاتر از ۳۰ درجه سلسیوس روز داغ محسوب می‌شوند). الگوی مکانی دمای شب‌هنگام سطح زمین در ماه‌های آوریل و می مصادف با فصل بهار و آغاز گلدهی درختان میوه برای مدیریت زراعی و باغی از اهمیت بالایی برخوردار می‌باشد. در مناطق کوهستانی و عرض‌های بالاتر ایران که درختان خشک و سردسیری اکثراً در این ماه‌ها گل می‌دهند. شناخت از این الگوی مکانی دمای شب‌هنگام سطح زمین می‌تواند در ارائه راه‌کارهای کوتاه‌مدت از طریق فعالیت‌های گرم‌زایی و بلندمدت از طریق انتخاب واریته‌های مقاوم و سازگار، تنش حوادث قهری مانند سرما و یخبندان شب‌هنگام را کاهش دهند. توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در ماه ژوئن در شکل ۲-ج مشخص شده است. در این ماه از سال به‌عنوان آغاز فصل تابستان در تقویم ملی، دماها حتی در مناطق مرتفع و سردسیر بالاتر از صفر درجه سلسیوس رخ می‌دهند. بیشتر بام ایران با دماهای شب‌هنگام سطح زمین گرم مواجه شده و فقط مناطق محدودی در زاگرس مرتفع و البرز و شمال غرب دارای شرایط خنکایی در سطح زمین برخوردار هستند. در بیش از ۶۰ درصد گستره ایران زمین دمای شب‌هنگام در این ماه از سال به‌عنوان پهنه‌های گرم محسوب می‌شود و این مدیریت منابع انرژی در جهت برق مصرفی و انرژی موردنیاز برای خنکایی و تعدیل دمای گرم شب‌هنگام اهمیت دارد. دمای شب‌هنگام در سطح زمین در مناطق جنوبی به‌خصوص حاشیه دریای عمان تا ۳۲ درجه سلسیوس می‌رسد. با این وضعیت دمای شب‌هنگام در سطح زمین، مدیریت جدی منابع انرژی در جهت آسایش انسانی برای این مناطق بسیار اهمیت دارد.



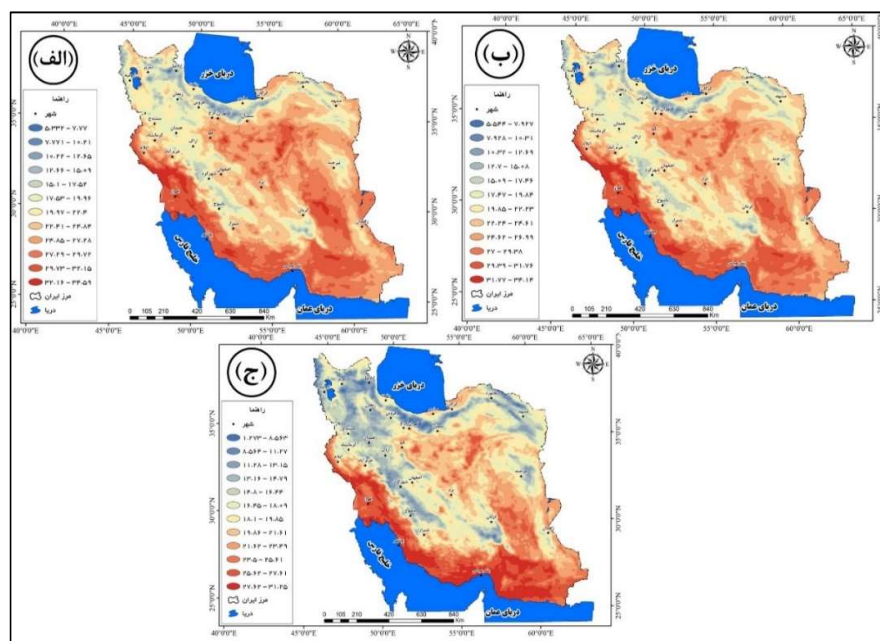
شکل ۲- الف) دمای سطح زمین شب‌هنگام ماه آوریل، ب) دمای سطح زمین شب‌هنگام ماه مه، ج) دمای سطح زمین شب‌هنگام ماه ژوئن

توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در ماه جولای در شکل ۳-الف مشخص شده است. در این ماه به‌عنوان گرم‌ترین ماه سال، بیشتر گستره ایران زمین دماهای گرم شب‌هنگام را تجربه می‌کنند و خنکایی شب‌هنگام منطبق بر نواحی مرتفع زاگرس مرکزی و البرز و اردبیل و شمال خراسان می‌باشد. در این ماه کانون گرم‌ترین نواحی از حاشیه دریای عمان به کویر لوت جنوبی و شمال خوزستان و

جنوب استان ایلام، دهلران کشیده شده است. در این نواحی دمای شب‌هنگام در سطح زمین تا ۳۴ درجه سلسیوس رخ می‌دهد.

توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در شکل ۳-ب مشخص شده است. در این ماه از سال تقریباً بیشتر گستره کشور با دماهای گرم شب‌هنگام سطح زمین همراه می‌باشد و فقط در ارتفاعات البرز و زاگرس دماهای خنک شب‌هنگام از ۱۲ تا ۷ درجه سلسیوس بالای صفر مشاهده می‌شود. از مناطق کوهپایه‌ای مناطق کوهستانی دمای شب‌هنگام سطح زمین از ۱۹ درجه سلسیوس به تدریج به سمت نواحی پست مرکزی و نیمه جنوبی دمای شب‌هنگام سطح زمین به ۳۴ درجه سلسیوس می‌رسد. کانون گرم‌ترین ناحیه کشور در این ماه از سال در شب در شمال استان خوزستان و جنوب استان ایلام منطقه دهلران و اهواز، بوشهر و نواحی از کویر مرکزی و لوت مرکزی قرار دارد. پهنه گرم‌ترین ناحیه در منطقه خوزستان قابل توجه‌تر می‌باشد. در این ماه بین خنک‌ترین و گرم‌ترین مناطق ۳۰ درجه سلسیوس اختلاف وجود دارد. مدیریت بهینه انرژی در بیشتر استان‌ها حائز اهمیت می‌باشد. الگوی دگرگونی مکانی دمای شب‌هنگام سطح زمین در ماه‌های بسیار گرم نشان می‌دهد که نوسانات دمایی در ماه‌های گرم منسجم‌تر از ماه‌های سرد است که ناشی از سرشت سامانه آب و هوایی ایران است. مطالعات مسعودیان (۱۳۹۰) نشان داده است که آب هوا در مقیاس زمانی کوتاه‌مدت نوسان می‌کند و در مقیاس زمانی بلندمدت تغییر می‌پذیرد و نوسان و تغییر در نهاد سامانه آب و هوایی ویژگی سرشتی آن است. با توجه به وضعیت کانون‌های گرمایی در عرض‌های جنوبی به‌خصوص جنوب غرب ایران، بهینه‌سازی مصرف انرژی حائز اهمیت می‌باشد.

توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در ماه سپتامبر در شکل ۳-ج مشخص شده است. در این ماه با توجه به جابجایی فصول، دگرگونی دمایی سریع‌اً روند کاهشی پیدا کرده است. بر محدوده مناطق با دمای سرد و خنک افزوده می‌شود. در این ماه به تدریج از شدت گرمای شب‌هنگام سطح زمین در نواحی گرمسیر کاسته می‌شود. در نواحی خنک و سرد نیز دمای شب‌هنگام رو به سردی هوا گرایش پیدا می‌کند. در این ماه اختلاف دمای شب‌هنگام سطح زمین بین مناطق سرد و خنک و مناطق گرم به ۲۳ درجه سلسیوس می‌رسد.



شکل ۳- الف) دمای سطح زمین شب‌هنگام ماه ژوئیه، ب) دمای سطح زمین شب‌هنگام ماه آگوست
ج) دمای سطح زمین شب‌هنگام ماه سپتامبر

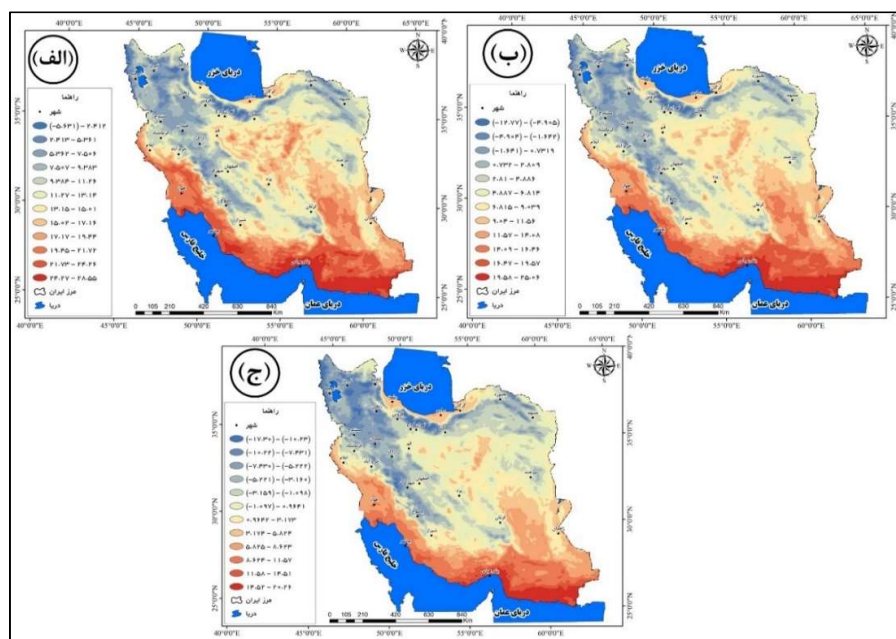
توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در شکل ۴-الف مشخص شده است. در این ماه به‌عنوان آغاز فصل پاییز، دمای

پایش دمای شب‌هنگام سطح زمین در گستره ایران مبتنی بر برون‌داد سنجنده MODIS/۱۸۵

شب‌هنگام در مناطق مرتفع و کوهستانی به تدریج به زیر صفر درجه سلسیوس گرایش پیدا می‌کند. در این ماه با توجه دگرگونی فصلی، اختلاف دمای شب‌هنگام سطح زمین بین مناطق گرم و سرد به تدریج کمتر می‌شود. گستره مناطق گرم، همچنان در استان‌های جنوبی و به‌خصوص خوزستان و مناطق کویری مرکزی و جنوبی مستقر می‌باشد. دمای هوا در نواحی شمالی و مرتفع تا ۵- درجه سلسیوس در شب‌هنگام در سطح زمین کاهش پیدا می‌کند. این شرایط، آمادگی سازمان‌ها و نهادهای راهداری، مدیریت انرژی و کشاورزی از نظر حفاظت از باغات و میوه‌های پاییزه در عرض‌های شمالی و کوهستانی را ایجاد می‌سازد.

توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین نوامبر در شکل ۴-ب مشخص شده است. در این ماه دمای هوا در مناطق سردسیر به ۱۲- درجه سلسیوس افت می‌یابد. همچنان نواحی سرد منطبق بر رشته‌کوه‌های البرز و زاگرس و شمال خراسان می‌باشد. در این ماه کانون گرم‌ترین دمای شب‌هنگام از شمال خلیج فارس به حاشیه و مجاور دریای عمان در محدوده جغرافیایی سیستان و بلوچستان و هرمزگان کشیده می‌شود. دمای هوا در نواحی ساحلی به ۲۵ درجه سلسیوس در شب دارد.

توزیع دمای شب‌هنگام سطح زمین در ماه‌های سرد سال در شکل‌های ۴-ج مشخص شده است. برون‌داد سنجنده مودیس نشان داد که در ماه‌های دسامبر و ژانویه، سردترین دمای شب‌هنگام در سطح زمین رخ می‌دهد. در ماه دسامبر با شروع دوره سرما بر ایران زمین، دماهای زیر صفر درجه سلسیوس منطبق بر محور ناهمواری‌ها و رشته‌کوه‌های البرز و زاگرس، کوه‌های شمال خراسان و آذربایجان می‌باشد. شدت سرما در ماه دسامبر تا ۱۷- درجه سلسیوس در شب‌هنگام بر چکاد البرز مرکزی، زاگرس مرتفع و آذربایجان مشاهده می‌شود. بعد از ستیغ رشته‌کوه‌های مرتفع، نواحی نسبتاً مرتفع و حاشیه رشته‌کوه‌ها کانون اصلی سرمای شب‌هنگام سطح زمین محسوب می‌شوند. با توجه به گستره ایران زمین، در این ماه از سال در نوار جنوبی و حاشیه دریای عمان و لوت جنوبی، دمای هوا در شب‌هنگام به ۲۰ درجه سلسیوس می‌رسد. گستردگی جغرافیایی و تنوع مکانی باعث شده که رفتار دمای شب‌هنگام از اختلاف بالایی برخوردار باشد. بیش از ۷۰ درصد کشور در ماه دسامبر دمای بالاتر از صفر درجه سلسیوس و در استان‌های نوار جنوبی از خوزستان تا سیستان و بلوچستان دمای هوا از ۵ تا ۲۰ درجه سلسیوس متغیر می‌باشد.



واکاوی تصاویر سنجنده مودیس از ایران زمین در شب‌هنگام نشان داد که رفتار دمای شب‌هنگام در سطح زمین از گستردگی عرضی ایران زمین و الگوی ناهمواری‌ها تأثیر می‌پذیرد. از این حیث می‌توان پذیرفت که دگرگونی دمایی سطح زمین ایران زمین در شب‌هنگام بسیار زیاد است. در نیمه سرد سال از آوریل، دسامبر تا انتهای مارس، سردترین ماه در ژانویه و فوریه رخ می‌دهد و نواحی غربی، شمالی، شمال غرب و شمال شرق بیشترین سرماها را تجربه می‌کنند. از ماه دسامبر دماهای شب‌هنگام سطح زمین به تدریج تا ۱۹- درجه سلسیوس در سطح زمین در شب‌هنگام افت پیدا می‌کند و در اواخر ماه مارس این سرماهای شب‌هنگام کاهش پیدا می‌کند. از ماه می به تدریج ایران زمین دمای شب‌هنگام سطح زمین در آن، تمایل به افزایش پیدا می‌کند و فقط مناطق مرتفع زاگرس و البرز و شمال غرب از دمای شب‌هنگام خنک‌تری برخوردار هستند. در تمام ماه‌های سال نوار جنوبی حاشیه دریای عمان در جنوب استان سیستان و بلوچستان و هرمزگان گرم‌ترین نواحی از لحاظ دمای شب‌هنگام سطح زمین بوده‌اند، اما در ماه‌های گرم از ژوئن، کانون این گرمای شب‌هنگام در سطح زمین به نواحی شمال خلیج فارس، خوزستان و کویر مرکزی ایران کشیده می‌شود. در واقع در فصل تابستان مناطق مرکزی و جنوبی کویر لوت و سپس منطقه خوزستان گرم‌ترین نواحی ایران زمین محسوب می‌شوند.

دگرگونی دمای شب‌هنگام در سطح زمین در ماه‌های سرد از جنوب به شمال و از شرق به غرب کاهش بیشتری می‌یابد. در ماه‌های گرم سال از شمال به جنوب و از غرب به شرق افزایش بیشتری در آن رخ می‌دهد. این شرایط آشکار نمود که هرچند دمای هوا در بعد اولیه متأثر از وضعیت حرکت زمین به دور خورشید و پیدایش فصول و سپس تابش طول‌موج کوتاه بستگی دارد، اما این شرایط مکانی در بعد محلی است که رفتار دما را به شدت تحت تأثیر قرار می‌دهد. مثلاً در دل کویر مرکزی ایران زمین به یمن ارتفاعات منطقه کرمان، شرایط خنکایی شب‌هنگام مشاهده می‌شود، که مطالعات مسعودیان (۱۳۹۰) در بررسی وضعیت آب و هوایی ایران و ساختار دمای ایران نیز مؤید این مطلب می‌باشد.

نتایج حاصله از این نوشتار برای مدیریت و بهینه‌سازی مصرف انرژی در طول سال در وهله اول حائز اهمیت می‌باشد. در چهار ماه نخست سال بر اساس تقویم میلادی، ایران زمین نیاز مبرم و وافر به انرژی خصوصاً گاز برای اشتراکات خانگی و مصارف صنعتی با توجه به سرمای شب‌هنگام سطح زمین دارد. البته لازم به ذکر است که با وجود جریانات بیرونی در ایام سرد سال مانند الگوهای سرد چال و سرماهای فرا رفتی، دماهای شب‌هنگام سطح زمین به میزان زیادی در نواحی سردسیر افت کند که این شرایط فشار زیادی به وضعیت مصرف انرژی وارد می‌سازد. در پنج ماه سال نیز نیاز به مصرف برق برای سرما سازی در شب‌هنگام در جهت آسایش ساکنان مناطق مختلف کشور، به‌خصوص نیمه جنوبی حائز اهمیت می‌باشد. در نواحی ساحلی از ماه می و عرض‌های مرکزی از ماه ژوئن نیاز به انرژی برق برای خنکایی دمای محیط افزایش چشم‌گیری می‌یابد که لازم است وزارت نیرو در این زمینه مدیریت بهینه‌سازی و تأمین منابع را در دستور کار اجرایی قرار بدهد.

هرچند مطالعات مختلف در کشور از مطالعات علیجانی (۱۳۸۹) تا حال حاضر، هر کدام وضعیت دمایی کشور و همچنین دگرگونی دمایی و آسایش و عدم آسایش را بررسی نموده‌اند، اما بیشتر تحقیقات مبتنی بر پیمونگاه‌های هواشناسی کشور به صورت محدود بوده است که پراکنش مناسبی هم از کشور ارائه نمی‌دهند. دگرگونی دمایی به حدی به وضعیت مکانی هر منطقه حساس است که تراکم پیمونگاه‌های هواشناسی کشور به‌طور دقیق نمی‌تواند گویای دگرگونی دمای شب‌هنگام در کشور باشد، تصاویر ماهواره‌ای و سنجنده مودیس به‌عنوان فن‌آوری‌های نوظهور در آب و هواشناسی نوین، به‌خوبی در این زمینه خلأ کمبود پیمونگاه‌های هواشناسی را پوشش می‌دهد.

پایش دمای شب‌هنگام سطح زمین در گستره ایران مبتنی بر برون‌داد سنجنده MODIS/۱۸۷

بررسی‌ها نشان داد در نیمه جنوبی ایران فقط از ماه دسامبر تا فوریه شرایط خنکایی شب‌هنگام برای سطح زمین وجود دارد و در ۹ ماه دیگر سال شرایط گرم و داغ رخ می‌دهد و نیاز به سرما سازی دمای محیط برای آسایش و تعدیل هوا، ضروری می‌باشد. برون‌داد سنجنده مودیس، الگوی وضعیت دمای شب‌هنگام سطح زمین در تمام سال در این منطقه گرم کشور را فراهم نموده است. از آنجایی که ایران یکی از کشورهای صادرکننده انواع میوه‌ها می‌باشد، لذا سنج آب و هوایی دمای سطح زمین در این زمینه حیاتی می‌باشد. دمای شب‌هنگام سطح زمین یکی از مهم‌ترین سنج‌های آب و هوایی در رشد و نمو و فعالیت‌های زراعی و باغی محسوب می‌شود. در فصول بهار و پاییز به ترتیب هم‌زمان با شکوفه دهی و برداشت محصولات، آگاهی از وضعیت دمای شب‌هنگام سطح زمین حائز اهمیت است. تنوع دمایی در حالت اولیه در ارائه الگوی فضایی برای برنامه‌ریزی فضایی و کشت ارقام سازگار با شرایط دمایی و آب‌هوایی مناطق مختلف کشور حائز اهمیت ساخته است. در فصل پاییز به‌خصوص ماه‌های اکتبر و نوامبر که هم‌زمان است با برداشت میوه‌های پاییزی و سردسیر، آگاهی و الگوی دمای شب‌هنگام سطح زمین در جهت برنامه‌ریزی برای مقابله با حوادث قهری مثل سرما و یخبندان و همچنین برنامه‌ریزی برداشت از کاربرد بالایی برخوردار می‌باشد. کشاورزان و مروجان بخش کشاورزی با مشاهده الگوهای فضایی دمای سطح زمین در شب‌هنگام می‌توانند به راحتی برنامه کوتاه‌مدت و بلندمدت خود را در جهت اعمال فعالیت‌های زراعی و باغی مناسب تنظیم نمایند.

نتیجه‌گیری

دمای شب‌هنگام سطح زمین ایران بر اساس برون‌داد فرآورده سنجنده مودیس در نوشتار حاضر بررسی شد. نتایج نشان داد که کمینه دمای شب‌هنگام در سطح زمین از نظر زمانی در ماه‌های دسامبر تا فوریه رخ می‌دهد و تا ۲۰- درجه سلسیوس می‌رسد. از نظر مکانی سردترین دماهای شب‌هنگام سطح زمین منطبق بر ارتفاعات و روند ناهمواری‌های گستره بام ایران به‌خصوص نیمه غربی، شمالی و شمال غرب و شمال خراسانات (شمالی، جنوبی، رضوی) می‌باشد. ماه سپتامبر واسطه دگرش دمای شب‌هنگام سطح زمین دوره گرم سال به دوره سرد سال است و ماه مارس واسطه بین دگرش دوره سرد سال به دوره گرم سال محسوب می‌شود. با توجه به گسترده زیاد عرضی ایران زمین، کانونی از دماهای گرم شب‌هنگام سطح زمین در تمام ماه‌های مختلف سال قابل مشاهده است. از نظر زمانی این دماهای گرم از آوریل در منطقه شروع شده و تا سپتامبر بر مناطق گرمسیری حکم‌فرمایی می‌کنند. از نظر مکانی کانون این دماهای گرم شب‌هنگام سطح زمین بر نواحی پست مرکزی استان‌های جنوبی و نوار ساحلی قرار گرفته است. در ماه‌های بسیار گرم ایام تابستان کانون گرم‌ترین نواحی ایران به مناطق جنوب غربی در شمال خلیج فارس خوزستان و منطقه دهلران و کویر لوت مرکزی کشیده می‌شود، در دیگر ماه‌های سال کانون گرم‌ترین مناطق کشور در منطقه ساحلی مجاور دریای عمان در حوزه سیستان و بلوچستان و هرمزگان قرار می‌گیرد. پهنه‌هایی دمایی شب‌هنگام سطح زمین ایران در سطح کلان با نتایج مرادی و همکاران (۱۳۹۵) که به پهنه‌بندی دمای سطح زمین ایران با داده‌های مودیس پرداختند همخوانی دارد.

رژیم دمایی قاره‌ای بر دمای شب‌هنگام سطح زمین حاکم است و در اثر این رژیم دمایی نوسانات دمایی زیاد است که با مطالعات مسعودیان (۱۳۹۰) همخوانی دارد. الگوی دگرگونی مکانی دمای شب‌هنگام سطح زمین در ایام گرم سال منسجم‌تر به نظر می‌رسد. با این نتایج می‌توان بیان نمود که تنوع دمای شب‌هنگام سطح زمین در ایران زمین زیاد است، به دلیل تأثیرپذیری سنج دما از شرایط مکانی، رفتار دمای شب‌هنگام سطح زمین به شدت متغیر است و تابع شرایط محلی هر منطقه می‌باشد. ارتفاعات و ناهمواری‌ها همچنان عامل مؤثری در شکل‌گیری وضعیت و میزان دمای سطح زمین شب‌هنگام در ایران زمین محسوب می‌شوند. این تنوع مکانی و دمایی در سطح زمین در شب‌هنگام، ایران را تبدیل به یک کشور با تنوع دمایی بالا کرده است. دگرذیسی بیشتر پهنه دمایی سرد در دوره سرد سال و دگرذیسی کمتر پهنه گرم در دوره گرم سال برای دمای شب‌هنگام سطح زمین ایران

توسط مرادی و همکاران (a۱۳۹۵) نیز مورد اثبات قرار گرفته است. همچنین مرادی و همکاران (b۱۳۹۵) به نقش ناهمواری‌ها و پهنه‌های آبی در دگرگونی شیب دمای سطح زمین روز هنگام ایران با استفاده داده‌های مودیس اشاره کرده‌اند.

دگرگونی مکانی دمای سطح زمین در ایران نشان داده است که مؤلفه‌های جغرافیایی مکان و عوامل بیوفیزیکی سطح نقش تعیین‌کننده‌ای در دگرگونی دمای سطح زمین دارند. نتیجه حاضر با نتایج بچتل (۲۰۱۵) که دمای سطح زمین را در سطح جهانی پایش کرده و به این نتیجه کلی دست یافته که شرایط آب و هوایی، پوشش زمین، فنولوژی پوشش گیاهی و اثرات زمین‌شناسی و انسانی نقش تعیین‌کننده‌ای در دگرگونی دمای سطح زمین دارند همخوانی دارد. همچنین در سطح کشور نیز که احمدی و داداشی رودباری (۱۳۹۵) آثار ترکیبات بیوفیزیکی را شکل‌گیری جزایر حرارتی شهری در مشهد با استفاده از تصاویر ماهواره لندست ۸ مطالعه کردند نتایج مطالعه حاضر را در خصوص نقش پارامترهای سطح در تغییر دمای سطح زمین را تأیید می‌نماید.

کاربست تصاویر ماهواره‌ای به دلیل یکپارچگی و وسیع بودن آن‌ها و امکان تهیه پوشش‌های تکراری از یک منطقه روش بسیار مناسبی برای مطالعه شرایط آب و هوایی است. تنوع ارتفاعی ایران و کشیدگی آن در عرض‌های جغرافیایی مختلف به همراه تأثیرگذاری سامانه‌های هواسپهری بر لزوم مطالعه ماهواره‌هایی سنجنش‌ازدور می‌فزاید. برای کشور ایران که از توزیع مکانی پیمونگامی مناسبی برای پایش بلندی‌ها و بیابان‌ها در اختیار ندارد سنجنش‌ازدور می‌تواند ارزان‌ترین و کاراترین ابزار ممکن قلمداد گردد. لذا نتایج مطالعه حاضر می‌تواند به‌عنوان ورودی برای مدل‌سازی‌ها و پایش شرایط موجود مفید باشد.

منابع و مآخذ

- احمدی، محمود، داداشی رودباری، عباسعلی (۱۳۹۵)، آثار ترکیبات بیوفیزیکی در شکل‌گیری جزایر حرارتی شهری (مطالعه موردی شهر مشهد)، فصلنامه سنجنش‌ازدور و GIS و ایران، سال ۸، شماره ۳، صص ۵۸-۳۹.
- ادب، حامد، امیر احمدی، ابوالقاسم، عتباتی، آزاده (۱۳۹۳)، ارتباط پوشش گیاهی با دما و آلودگی سطحی در دوره گرم سال با استفاده از داده‌های MODIS در شمال ایران، مجله فصلنامه پژوهش‌های جغرافیای طبیعی، دوره ۴۶، شماره ۴، صص ۴۳۴-۴۱۹.
- رحیمی خوب، علی، کوچک زاده، مهدی، محمدولی سامانی، جمال، شریفی، فرود (۱۳۸۳)، ارزیابی چند روش برآورد دمای سطح زمین با استفاده از تصاویر ماهواره NOAA در حوزه آبریز دریاچه ارومیه، مجله پژوهش و سازندگی در زراعت و باغبانی، شماره ۶۸، صص ۸۴-۹۰.
- علی‌آبادی، کاظم، اسدی زنگنه، محمدعلی، و داداشی رودباری، عباسعلی (۱۳۹۴)، ارزیابی و پایش توفان گردوغبار با استفاده از روش‌های سنجنش‌ازدور (مطالعه موردی غرب و جنوب غرب ایران)، فصلنامه علمی پژوهشی امداد و نجات، سال هفتم، شماره ۱، صص ۲۰-۱.
- علی‌آبادی، کاظم، داداشی رودباری، عباسعلی (۱۳۹۶)، نقش مؤلفه‌های جغرافیایی بر چگونگی پراکندگی دمای در سطوح شهری با استفاده از تکنیک‌های سنجنش‌ازدور. مطالعه موردی: شهر مشهد، مجله آمایش جغرافیایی فضا، سال ۷، شماره ۲۴، صص ۱۳۱-۱۴۱.
- علیجانی، بهلول (۱۳۸۹)، آب‌وهوای ایران، انتشارات دانشگاه پیام نور، چاپ دهم، تهران.
- محمدی، حسین (۱۳۹۰)، آب و هواشناسی شهری، انتشارات دانشگاه تهران، تهران.
- مرادی، مسعود، صلاحی، برومند، مسعودیان، سید ابوالفضل (a۱۳۹۵)، پهنه‌بندی دمای رویه زمین ایران با داده‌های مودیس، مجله مخاطرات محیط طبیعی، سال ۵، شماره ۷، صص ۱۱۶-۱۰۱.
- مرادی، مسعود، صلاحی، برومند، مسعودیان، سید ابوالفضل (b۱۳۹۵)، بررسی شیب دمای سطح زمین در ایران با داده‌های روز هنگام مودیس، پژوهش‌های جغرافیای طبیعی، دوره ۴۸، شماره ۴، صص ۵۱۷-۵۳۲.
- مسعودیان، سید ابوالفضل (۱۳۹۰)، آب‌وهوای ایران، انتشارات شریعه توس مشهد، چاپ اول، مشهد.
- Bechtel, B. (2015), A New Global Climatology of Annual Land Surface Temperature, Remote Sensing, Vol. 7, No. 3, pp. 2850-2870.
- Benali, A., Carvalho, A. C., Nunes, J. P., Carvalhais, N., Santos, A. (2012), Estimating Air Surface Temperature in Portugal Using MODIS LST Data, Remote Sensing of Environment, Vol. 124, pp. 108-121.

- Carlson, T. (2007), An Overview of the Triangle Method for Estimating Surface Evapotranspiration and Soil Moisture from Fatellite Imagery, Sensors, Vol. 7, No. 8, pp. 1612-1629.
- Chopping, M., Moisen, G.G., Su, L., Laliberte, A., Rango, A., Martonchik, J. V., Peters, D. P. (2008), Large Area Mapping of Southwestern Forest Crown Cover, Canopy Ceight, and Biomass Using the NASA Multiangle Imaging Spectro-Radiometer, Remote Sensing of Environment, Vol. 112, No.5, pp. 2051-2063.
- DeVISSER, M.A. R. K., Messina, J. P., Moore, N.J., Lusch, D.P., Maitima, J. (2010), A Dynamic Species Distribution Model of Glossina Subgenus Morsitans the Identification of Tsetse Reservoirs and Refugia, Ecosphere, Vol. 1, No. 1, pp. 1-21.
- Duan, S. B., Li, Z. L., Tang, B. H., Wu, H., Tang, R. (2014), Generation of a Time-Consistent Land Surface Temperature Product from MODIS Data, Remote Sensing of Environment, Vol. 140, pp. 339-349.
- EPA (2017), Reducing Urban Heat Islands: Compendium of Strategies. Chapter 1, Urban Heat Island Basics, U. S, Environmental Protection Agency.
- Hulley, G. C., Hook, S. J. (2009), Intercomparison of Versions 4, 4.1 and 5 of the MODIS Land Surface Temperature and Emissivity Products and Validation with Laboratory Measurements of Sand Samples from the Namib Desert, Namibia. Remote Sensing of Environment, Vol. 113, No. 6, pp. 1313-1318.
- IPCC (2007), Climate Change 2007 the Physical Science Basis in Solomon S, Qin D, Manning M, Chen Z, Marquis M, Averyt KB, Tignor M, Miller HL (eds) Contribution of Working Group I to the Fourth Assessment Report of the Intergovernmental Panel on Climate Change, United Kindom, Cambridge.
- Karnieli, A., Agam, N., Pinker, R. T., Anderson, M., Imhoff, M. L., Gutman, G. G., Goldberg, A. (2010), Use of NDVI and Land Surface Temperature for Drought Assessment: Merits and Limitations, Journal of climate, Vol. 23, No. 3, pp. 618-633.
- Keramitsoglou, I., Kiranoudis, C. T., Ceriola, G., Weng, Q., Rajasekar, U. (2011), Identification and Analysis of Urban Surface Temperature Patterns in Greater Athens, Greece, Using MODIS Imagery, Remote Sensing of Environment, Vol. 115, No. 12, pp. 3080-3090.
- Li, Z. L., Tang, B. H., Wu, H., Ren, H., Yan, G., Wan, Z., Sobrino, J. A. (2013), Satellite-Derived Land Surface Temperature: Current Status and Perspectives, Remote Sensing of Environment, Vol. 131, pp. 14-37.
- Li, Z.L., Tang, R., Wan, Z., Bi, Y., Zhou, C., Tang, B., Zhang, X. (2009), A Review of Current Methodologies for Regional Evapotranspiration Estimation from Remotely Sensed Data, Sensors, Vol. 9, No. 5, pp. 3801-3853.
- Ma, X. L., Wan, Z., Moeller, C.C., Menzel, W. P., Gumley, L. E. (2002), Simultaneous Retrieval of Atmospheric Profiles, Land-Surface Temperature, and Surface Emissivity from Moderate-Resolution Imaging Spectroradiometer Thermal Infrared Data: Extension of a Two-Step Physical Algorithm, Applied optics, Vol. 41, No. 5, pp. 909-924.
- Ma, X.L., Wan, Z., Moeller, C.C., Menzel, W.P., Gumley, L.E., Zhang, Y. (2000), Retrieval of Geophysical Parameters from Moderate Resolution Imaging Spectroradiometer Thermal Infrared Data: Evaluation of a Two-Step Physical Algorithm, Applied Optics, Vol. 39, No. 20, pp. 3537-3550.
- Moran, M. S. (2004), Thermal Infrared Measurement as an Indicator of Plant Ecosystem Health, Thermal remote sensing in land surface processes, pp. 257-282.
- Sun, H., Chen, Y., Gong, A., Zhao, X., Zhan, W., Wang, M. (2014), Estimating Mean Air Temperature Using MODIS Day and Night Land Surface Temperatures, Theoretical and applied climatology, Vol. 118, No. 1-2, pp. 81-92.
- Tomlinson, C. J., Chapman, L., Thornes, J. E., Baker, C. (2011), Remote Sensing Land Surface Temperature for Meteorology and Climatology a Review, Meteorological Applications, Vol. 18, No. 3, pp. 296-306.
- Tomlinson, C. J., Chapman, L., Thornes, J. E., Baker, C. J., Prieto-Lopez, T. (2012), Comparing Night-Time Satellite Land Surface Temperature from MODIS and Ground Measured Air Temperature Across a Conurbation, Remote sensing letters, Vol. 3, No. 8, pp. 657-666.
- Tran, H., Uchiyama, D., Ochi, S., Yasuoka, Y. (2006), Assessment with Satellite Data of the Urban Heat Island Effects in Asian Mega Cities, International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation, Vol. 8, No. 1, pp. 34-48.
- Trigo, I. F., Monteiro, I. T., Olesen, F., Kabsch, E. (2008), An Assessment of Remotely Sensed Land Surface Temperature, Journal of Geophysical Research Atmospheres, Vol. 113, No. D17, pp. 1-12.
- Wan, Z., Dozier, J. (1996), A Generalized Split-Window Algorithm for Retrieving Land-Surface Temperature from Space, IEEE Transactions on geoscience and remote sensing, Vol. 34, No. 4, pp. 892-905.
- Wan, Z., Li, Z. L. (1997), A Physics-Based Algorithm for Retrieving Land-Surface Emissivity and Temperature from EOS/MODIS Data, IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, Vol. 35, No. 4, pp. 980-996.
- Wan, Z., Snyder, W. (2012), MODIS Land-Surface Temperature Algorithm Theoretical Basis Document (LST ATBD), Vol. 3.
- Wan, Z., Zhang, Y., Zhang, Q., Li, Z. L. (2002), Validation of the Land-Surface Temperature Products Retrieved from Terra Moderate Resolution Imaging Spectroradiometer Data, Remote Sensing of Environment, Vol. 83, No. 1, pp. 163-180.
- Wan, Z., Zhang, Y., Zhang, Q., Li, Z. L. (2004), Quality Assessment and Validation of The MODIS Global Land Surface Temperature, International Journal of Remote Sensing, Vol. 25, No. 1, pp. 261-274.
- Wang, K., Dickinson, R.E. (2012), A Review of Global Terrestrial Evapotranspiration Observation, Modeling, Climatology, and Climatic Variability, Reviews of Geophysics, Vol. 50, No. 2, pp. 1-54.
- Wang, W., Liang, S., Meyers, T. (2008), Validating MODIS Land Surface Temperature Products Using Long-Term Nighttime Ground Measurements, Remote Sensing of Environment, Vol. 112, No. 3, pp. 623-635.

- Weng, Q., Fu, P., GAO, F. (2014), Generating Daily Land Surface Temperature at Landsat Resolution by Fusing Landsat and MODIS Data, *Remote Sensing of Environment*, Vol. 145, 55-67.
- Willmott, C. J., Robeson, S. M. (1995), Climatologically Aided Interpolation (CAI) of Terrestrial Air Temperature, *International Journal of Climatology*, Vol. 15, No. 2, pp. 221-229.
- Yang, J., Wang, Y. (2011), Estimating Evapotranspiration Fraction by Modeling Two-Dimensional Space of NDVI/Albedo and Day-Night Land Surface Temperature Difference a Comparative Study, *Advances in Water Resources*, Vol. 34, No. 4, pp. 512-518.
- Zhu, W., Lü, A., Jia, S. (2013), Estimation of Daily Maximum and Minimum Air Temperature Using MODIS Land Surface Temperature Products, *Remote Sensing of Environment*, Vol. 130, pp. 62-73.