

Amirkabir Journal of Civil Engineering

Amirkabir J. Civil Eng., 53(11) (2022) 1017-1020 DOI: 10.22060/ceej.2020.18421.6871

Presenting a New Method to Improve Seasonal Monitoring of Karun River Water Surface Temperature using Landsat-8 Satellite Images

H. Farhadi¹*, M. Najafzadeh²

¹ Department of the Photogrammetry and Remote Sensing, K. N. Toosi University of Technology, Tehran, Iran. ² Department of Water Engineering, Graduate University of Advanced Technology, Kerman, Iran.

ABSTRACT: An accurate estimation of temperature for surface streams plays a key role in assessing quality parameters and additionally their quality classification. To obtain this goal, there are a variety of field methods and laboratory tools for measuring water surface temperature (WST). However, it is not possible to continuously measure temperature in these sources, so it is recommended to use remote sensing data as a key solution in which it is possible to continuously measure temperature. In the current study, four images of Landsat-8 satellite imagery were used at four different times (07/ March/2019: 26/May/2019: 14/August/2019, and 02/November/2019) to estimate the water surface temperature of the Karun River. Thus, after applying the necessary preconceptions to the images, the first Normalized Differential Water Index (NDWI) was used to separate the water areas from other areas. Then, the river boundary was carefully selected and extracted from the Landsat-8 satellite thermal band. The water surface temperature was calculated using the corresponding programming algorithm in the IDL environment of the ENVI software. Finally, to make a comparison between the results of Remote Sensing and recorded WST values, the Root-Mean-Squared-Error (RMSE) parameters for March, May, August, and November months were 0.34, 0.4, 0.33, and 0.36 (°C), respectively, indicating the satisfying accuracy level. The results showed that the Remote Sensing data is an accurate instrument for estimating WSTs..

1-Introduction

One of the important parameters in determining the water quality index is the water surface temperature (WST) [1]. Rivers are one of the most important sources of surface water transfer to various substrates, including drinking and agricultural purposes. Due to the variation in the geometric structure of rivers and long flow paths, measuring WST with special thermometers in the river is time-consuming and expensive. In addition, it is not possible to measure the water temperature across the river, and it will require experienced individuals and time, which is not economically viable. To solve these problems, remote sensing (RS) is suggested as a key solution.

In general, RS sensors are divided into active (radar) and inactive (optical). Passive sensors use the sun as an energy source. In contrast, there are active sensors that carry the energy source with them. Therefore, RS and the systems used can provide very useful information in various applications such as WST retrieval. Numerous studies have been performed to calculate the WST using RS data [2, 3].

Many studies in the field of calculating the WST used satellite images with very low resolution, which examined the WST in sea and lake on a large scale [4-6]. However, **Review History:**

Received: May, 14, 2020 Revised: Aug. 31, 2020 Accepted: Dec. 14, 2020 Available Online: Dec. 26, 2020

Keywords:

Remote sensing Landsat-8 Spectral index Water surface temperature Karun river.

the study of WST in rivers and narrow water areas received less attention. The reason for this is the inability of satellite images with a low spatial resolution to distinguish the exact boundary of the river. Also, the methods used to accurately select the river have not been geometrically robust.

Therefore, the present study aims to calculate the water temperature of the Karun River by separating the boundary of the Karun River water area using satellite images with medium spatial resolution, which has not been studied in any study.

2- Case Study and Data

The study area is part of the Karun River in Khuzestan Province, which is located in southwestern Iran.

In the current study, four images of Landsat-8 satellite imagery were used at four different times (07/March/2019. 26/May/2019 14/August/2019, and 02/November/2019) to estimate the WST of the Karun River. The satellite data covers the entire globe and is available for free from the USGS website. To evaluate the extracted temperatures from the RS data, the temperature of ten specific points in proportion to the imaging time of the Karun River was used.

*Corresponding author's email: hadifarhadi18@gmail.com



Copyrights for this article are retained by the author(s) with publishing rights granted to Amirkabir University Press. The content of this article is subject to the terms and conditions of the Creative Commons Attribution 4.0 International (CC-BY-NC 4.0) License. For more information, please visit https://www.creativecommons.org/licenses/by-nc/4.0/legalcode.



Fig. 1. Flowchart for calculating the water surface temperature of Karun River.

3- Methodology

3-1-Pre-Processing and WST Retrieval

The process of making the necessary pre-processing on the Landsat-8 images and how to calculate the WST of the Karun River is shown in the flowchart of Fig. 1.

According to Fig. 1, in the first stage, Preprocessing related to visible, near-infrared, and thermal bands including radiometric and atmospheric corrections were performed, then the spatial resolution of thermal bands was improved from 100 meters to 30 meters. In the next step, the normalized differences water index (NDWI) was generated using Eq. (1) and was used to isolate and accurately cut the River boundary from other features.

$$NDWI = \frac{G - NIR}{G + NIR} \tag{1}$$

In Eq. (1), NDWI is the normalized differential water index, NIR is the amount of near-infrared band reflectance and G is the green band reflectance of Landsat-8 satellite imagery. Using this index, water values can be extracted in different intervals. The value of the NDWI varies between +1 and -1, in which values above 0.2 to +1 are classified as water. Finally, by calculating the values of brightness temperature (BT) from Eq. (2), WST was calculated and compared with the obtained data from field observations.

$$T = \frac{k_2}{\ln\left(\frac{k_1}{L_{\lambda}} + 1\right)}$$
(2)



Fig. 2. WST of Karun River at different times.

In Eq. (2), T is the BT in Kelvin; K1 and K2 are the conversion coefficients of the 11th thermal band of the Landsat-8 satellite, which are equal to 480.8833 and 1201.1442, respectively.

4- Results and Discussion

The results of the calculated WST for all times are shown in Fig. 2. Based on the results of the temperature calculated using the RS data, the temperature for the study area varies between 14 and 37 (°C), which is hot during the summer and cold in the winter. Finally, to make a comparison between the results of remote sensing and recorded WST values, the root mean squared error (RMSE) parameters for March, May, August, and November months were 0.34, 0.4, 0.33, and 0.36 (°C), indicating the satisfying accuracy level.

5- Conclusion

In the present study, the proposed method can be used in all rivers with a width of more than 30 meters and at any depth with high accuracy. The values of statistical indicators for the studied months showed that RS models have an acceptable performance. The application of this method, in addition to WST estimation, is in areas related to water sciences, such as accurate water body extraction, flood mapping, and accurate extraction of the shoreline of lakes and rivers. Based on the findings of current research, and through the study area, it was shown that RS systems and data as suitable tools to estimate the amount of WST continuously in less time and at higher speeds.

References

- [1] X. Yu, X. Guo, Z. Wu, Land surface temperature retrieval from Landsat 8 TIRS—Comparison between radiative transfer equation-based method, split window algorithm and single channel method, Remote sensing, 6(10) (2014) 9829-9852.
- [2] E.H. Alcântara, et al., Remote sensing of water surface temperature and heat flux over a tropical hydroelectric reservoir, Remote Sensing of Environment, 114(11) (2010) 2651-2665.
- [3] A. Kumar, P. Minnett, G. Podestá, R. Evans, K. Kilpatrick, Analysis of Pathfinder SST algorithm for global and regional conditions, Journal of Earth System Science, 109(4) (2000) 395-405.

HOW TO CITE THIS ARTICLE

H. Farhadi , M. Najafzadeh, Presenting a New Method to Improve Seasonal Monitoring of Karun River Water Surface Temperature using Landsat-8 Satellite Images, Amirkabir J. Civil Eng., 53(11) (2022) 1017-1020.



DOI: 10.22060/ceej.2020.18421.6871

This page intentionally left blank

نشريه مهندسي عمران اميركبير

نشریه مهندسی عمران امیرکبیر، دوره ۵۳، شماره ۱۱، سال ۱۴۰۰، صفحات ۴۶۳۹ تا ۴۶۵۶ DOI: 10.22060/ceej.2020.18421.6871

ارائه روشی نوین در بهبود پایش فصلی دمای سطح آب رودخانه کارون با استفاده از تصاویر ماهوارهای لندست- ۸

هادی فرهادی'*، محمد نجف زاده

۱- دانشکده مهندسی نقشهبرداری، دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی، تهران، ایران. ۲- دانشکده مهندسی عمران و نقشه برداری، دانشگاه تحصیلات تکمیلی صنعتی و فناوری پیشرفته، کرمان، ایران.

خلاصه: همواره اندازه گیری دقیق دمای جریانهای سطحی در ارزیابی پارامترهای کیفی و به دنبال آن طبقهبندی کیفی جریانهای سطحی نقش کلیدی را ایفا مینماید. به منظور اندازه گیری دمای سطح آب جریانهای طبیعی روشهای میدانی و ابزارهای آزمایشگاهی متنوعی وجود دارد. اما اندازه گیری دما در این منابع به صورت پیوسته امکان پذیر نمی باشد؛ لذا استفاده از دادههای سنجش از دوری به عنوان یک راهحل کلیدی پیشنهاد میشود که در آن امکان اندازه گیری پیوسته دما با سرعت بیشتر، مدت زمان کمتر و از دوری به عنوان یک راهحل کلیدی پیشنهاد میشود که در آن امکان اندازه گیری پیوسته دما با سرعت بیشتر، مدت زمان کمتر و با هزینه مقرون به صرفه وجود دارد. در تحقیق حاضر از چهار صحنه تصویر مربوط به ماهواره لندست-۸ در چهار زمان مختلف (۵ خرداد ۱۳۹۸، ۳۱ آبان ۱۳۹۸ و ۱۶ اسفند ۱۳۹۸) جهت برآورد دمای سطح آب رودخانه کارون استفاده شد. به این ترتیب، بعد از اعمال پیشپردازشهای لازم بر روی تصاویر، ابتدا با استفاده از یک شاخص آبی تفاضلی نرمال شده (INDVI) اقدام تریب به جداسازی مناطق آبی از سایر مناطق شد، سپس با انتخاب دقیق مرز رودخانه و استخراج آن از باند حرارتی ماهواره لندست-۸ در نهایت، با ارزیابی نتایج به جداسازی مناطق آبی از سایر مناطق شد، سپس با انتخاب دقیق مرز رودخانه و استخراج آن از باند حرارتی ماهواره لندست-۸ در نهایت، با ارزیابی نتایج به جداسازی مناطق آبی از سایر مناطق شد، سپس با انتخاب دقیق مرز رودخانه و استخراج آن از باند حرارتی ماهواره لندست-۸ در مای سطح آب با استفاده از در نامان و در و دادههای لازم بر روی تصاویر، ابتدا با استفاده از یک شاخص آبی تفاضلی نرمال شده (IDVI) اقدام سطح آب با استفاده از برنامه نویسی الگوریتم مربوطه در محیط IDL نرمافزار ENVI 5.3 محاسبه شد. در نهایت، با ارزیابی نتایج به صلح آب با استفاده از برنامه نویسی الگوریتم مربوطه در محیط IDL نرمافزار ENVI 3.3 مالوره ای در نهای با ارزیابی نتایج و حاصل زنان و استخرا با ۲۰۰، ۳۰/۰، ۳۰/۰، ۳۰/۰ و ۳۰/۰ درجه سانتی گراد حاصل شد که نشان دهنده دقت مطلوبی است. در نه این و حاصل نشان و داده ای سنجش از دور یک ابزار دقیق به منظور برآورد دمای سطوح آبی می باشد.

دریافت: ۱۳۹۹/۰۲/۲۵ بازنگری: ۱۳۹۹/۰۶/۱۰ پذیرش: ۱۳۹۹/۰۹/۲۴ ارائه آنلاین: ۱۳۹۹/۱۰/۰۶

تاريخچه داوري:

کلمات کلیدی: سنجش از دور لندست– ۸ شاخص طیفی دمای سطح آب رودخانه کارون

۱ – مقدمه

یکی از پارامترهای مهم و تأثیرگذار در تعیین شاخص کیفیت آب، دمای سطح آب است [۱]. با توجه به اهمیت بسیار بالای آب در زندگی بشر و موارد استفاده آن در حوزههای مختلف از جمله شرب و صنعت، کشاورزی، تعیین کیفیت آن در پهنههای آبی موجود به عنوان یک امر حیاتی در نظر گرفته میشود [۲]. علاوه بر این، تغییرات فصلی و مکانی دمای آب رودخانهها تأثیر مهمی در زندگی آبزیان داشته و تغییرات غیرعادی در دمای آب میتواند تهدیدی برای حیات آنها باشد [۳]. سطوح آبی بسیار پهناور (همانند بدنههای آبی اقیانوسها و دریاها) به دلیل داشتن ظرفیت گرمایی بالا منبع عمده انرژی و رطوبت برای اتمسفر محسوب میگردد. به همین دلیل تغییرات سطح آب تأثیر غیرقابل اغماضی بر روی نوسانات اقلیمی خشکیها دارد. نه تنها دمای سطوح آبی بر مقدار بارش محدوده بدنه آبی

* نویسنده عهدهدار مکاتبات: hadi.farhadiabeshahmadloo@email.kntu.ac.ir

رودخانهها یکی از مهم ترین منابع انتقال آبهای سطحی به بسترهای مختلف موردنیاز از جمله مصارف آشامیدنی و کشاورزی به شمار میروند. همان طور که قبلاً ذکر شد، به منظور تعیین کیفیت آب در رودخانهها یکی از پارامترهای مهم، به دست آوردن دمای سطح آب است. با توجه به ساختار هندسی رودخانهها و اغلب طولانی بودن مسیر جریان آن، اندازه گیری دمای آب با دماسنجهای مخصوص و دقیق در رودخانه امری زمان بر و پرهزینه است. علاوه بر آن، اندازه گیری دمای سطح آب به صورت میدانی در سراسر رودخانه امکان پذیر نبوده و در صورت امکان نیاز به افراد و زمان بیشتری خواهد بود که از لحاظ اقتصادی مقرون به صرفه نمی باشد. به منظور رفع و حل این مشکلات، سنجش از دور به عنوان یک رامحل کلیدی پیشنهاد می شود.

تغییرات الگوهای دمای سطح گسترههای آبی قرار گیرند [۳].

سنجش از دور، علم و هنر دستیابی به اطلاعات درباره یک شی و عارضه منطقه از طریق تفسیر، آنالیز و پردازش دادههای اخذ شده توسط یک

Creative Commons License) حقوق مؤلفین به نویسندگان و حقوق ناشر به انتشارات دانشگاه امیرکبیر داده شده است. این مقاله تحت لیسانس آفرینندگی مردمی (Creative Commons License) ی این اور دسترس شما قرار گرفته است. برای جزئیات این لیسانس، از آدرس https://www.creativecommons.org/licenses/by-nc/4.0/legalcode دیدن فرمائید.

سنجنده نصب شده بر روی ماهواره میباشد [۴]. لذا، میتوان دمای سطح آب رودخانه را در زمان کمتر با سرعت بیشتر و بدون نیاز به مشاهدات میدانی از طریق دادههای سنجش از دوری به دست آورد. یکی از مزایای دادههای سنجش از دوری، پوشش وسیع طولی و عرضی در منطقه مورد مطالعه است. به عبارت دیگر، عوارضی طولانی مثل رودخانهها به راحتی در معرض دید دادههای سنجش از دوری قرار میگیرند. این دادهها، حاصل ثبت تعامل انرژی الکترومغناطیس و یک عارضه است که بدون تماس مستقیم فیزیکی با آن توسط یک دستگاه (سنجنده) صورت میپذیرد [۵].

در دهههای اخیر، سنجش از دور و سیستمهای مورد استفاده در آن، پیشرفتهای چشمگیری در مطالعات مختلف داشته است [۵]. در حالت کلی سنجندههای سنجش از دوری به دو دسته فعال ⁽ (راداری) و غیرفعال ^۲ (اُپتیکی) تقسیم میشود. سنجندههای غیرفعال سنجندههایی هستند که از خورشید به عنوان منبع انرژی استفاده میکنند. بنابراین، این سنجندهها وابستگی زیادی به پارامترهای مرتبط با خورشید مانند زاویه ارتفاعی آن، وضعیت اتمسفری و طول موجهای ارسالی آن دارند. در مقابل، سنجندههای فعال وجود دارد که منبع انرژی را با خود حمل میکنند و به همین دلیل به خورشید وابسته نبوده و تأثیر بسیار کمی از اتمسفر میپذیرند. با توجه به مکانیزم سنجندههای راداری، امکان بازیابی دما در آن وجود نداشته و به منظور محاسبه دما از سنجندههای اپتیک در سنجش از دور استفاده میشود [۵].

سیستمههای سنجش از دور اُپتیک با قدرت تفکیک مکانی متوسط تا بالا، اطلاعات خوبی را با قدرت تفکیک زمانی بالا در زمینههای متعددی ارائه میدهند که از جمله آنها میتوان به سنجنده مادیس و ماهواره سری لندست اشاره کرد [۶]. بنابراین، سنجش از دور و سیستمهای مورد استفاده در آن، میتوانند اطلاعات بسیار مفیدی را در کاربردهای مختلف از جمله محاسبه و بازیابی دما ارائه دهند. روشهای متنوعی به منظور محاسبه دمای سطح آب با استفاده از دادههای متفاوتی وجود دارد که از جمله آنها میتوان به محاسبه دمای سطح به روش تک باندی، چندکاناله (MCSST) [۷–۱۰] و روش غیرخطی ^۳ (NLSST)[۱۰–۱۴] اشاره کرد که در اکثر پژوهشها و مقالات، بیشترین استفاده را در بین دیگر روشها داشته است. مطالعات و مقالات، بیشترین استفاده را در بین دیگر روشها داشته است. مطالعات و موری صورت گرفته است [۵–۲۵] که در ادامه مورد بررسی قرار می گیرد. دوری صورت گرفته است [۲۰–۲۲] که در ادامه مورد بررسی قرار در کیرد.

ساحلی آن مورد تجزیه و تحلیل قرار دادند که در آن از تصاویر ماهوارهای لندست با سنجنده TM استفاده کردند [۲۶].

Wloczyk و همکاران (۲۰۰۵) دمای سطح دریا و دریاچه را مورد بررسی قرار دادند؛ در این مطالعه از ۹ تصویر مربوط به دادههای ماهواره لندست-۷ با سنجنده ETM⁺استفاده شد. منطقه مورد مطالعه در قسمتی از دریای بالتیک در جنوب شرقی آلمان بود. در این تحقیق بعد از محاسبه دمای سطح آب نتایج آن با مقادیر به دست آمده از روش تجربی مقایسه شد که جذر میانگین مربعات ^{*}(RMS) آن برابر با ۱/۴ کلوین^۵ به دست آمد. با توجه به نتایج حاصل، به منظور دستیابی به دقت بیشتر، استفاده از تصاویر ماهوارهای با قدرت تفکیک مکانی بالا توصیه شد [۲۷].

Fazelpour و همکاران (۲۰۱۶) ارزیابی دمای سطح آب و ارتباط سنجی پارامتر دما با عمق آب در خلیج فارس را مورد بررسی قرار دادند که در آن از تصاویر ماهواره ای مربوط به سنجنده مادیس استفاده کردند. این سنجنده دارای قدرت تفکیک مکانی ۲۵۰، ۵۰۰ و ۱۰۰۰ متری است. نتایج حاصل از این پژوهش نشان داد که تغییرات دمایی به خصوص در عرضهای شمالی و مرکزی با عمق آب رابطهی معکوسی دارد. در واقع هر چه عمق آب بیشتر باشد دما کمتر خواهد بود و بالعکس [۲۸].

فرزین و همکاران (۲۰۱۷) با استفاده از نقشه ناهنجاری دمایی استاندارد، نواحی احتمالی تخلیه آب زیرزمینی دریایی به سواحل خلیج فارس را مورد بررسی قرار دادند. در این مطالعه از باند ۱۰ حرارتی ماهواره لندست–۸ استفاده شد. نتایج حاصل از این پژوهش، نشاندهنده پتانسیل بالای بکارگیری دادههای سنجش از دور در مطالعات آبی و به طور ویژه در شناسایی نواحی احتمالی تخلیه آب زیرزمینی است [۲۹].

Medina-Lopez و همکاران (۲۰۱۹) دما و شوری سطح آب دریا در نواحی ساحلی را مورد بحث و بررسی قرار دادند. در این مقاله از دادههای خام ماهواره سنتینل-۲ استفاده کردند. منظور از دادهی خام، یعنی آن دادهای که هنوز نیاز به یکسری پیش پردازش دارد. با توجه به اینکه اعمال پیش پردازش بر روی دادههای خام نیازمند زمان زیادی است، بنابرابن با توجه به نتایج حاصل با استفاده از روش ارائه شده در مقاله نشان داده شده که این روش میتواند در کاربردهای دقیق ساحلی و اقیانوس شناسی مورد استفاده قرار گیرد. به این دلیل که زمان پردازشات به میزان قابل توجهی کاهش پیدا میکند [۳۰].

Jang و Park و ۲۰۱۹) به بازیابی دمای سطح آب دریا پرداختند که

¹ Active

² Passive

³ Non-Linear Sea Surface Temperature

⁴ Root Mean Square

⁵ Kelvin

در آن از تصاویر ماهواره ای لندست-۸ با سنجنده OLI استفاده شد. در این مطالعه از سال ۲۰۱۳ تا ۲۰۱۷ از ۲۵۷ فریم تصویر مربوط به ماهواره لندست-۸ استفاده شد. با توجه به روش مورد استفاده در تحقیق ایشان، جذر میانگین مربعات خطا (RMSE)^۲ به دست آمده حدود ۵۹/۰ درجه و ۰/۷۲ درجه بود. نتایج حاصل از تحقیق نشاندهنده نیازمندی مناطق نوار ساحلی به دادههای ماهواره ای با قدرت تفکیک مکانی بالا می باشد [۳۱].

در بسیاری از مطالعات صورت گرفته در زمینه محاسبه دمای سطح آب از تصاویر ماهوارهای با قدرت تفکیک بسیار پایین استفاده شده که در آن به بررسی دمای سطح آب در دریاها و دریاچهها در سطح وسیع پرداخته شده است. اما بررسی دمای سطح آب در رودخانهها و یهنههای آبی با عرض باریک مورد توجه قرار نگرفته و یا بسیار کم مورد توجه قرار گرفته است. دلیل این امر، عدم توانایی تصاویر ماهوارهای با قدرت تفکیک مکانی پایین در تفکیک و تمایز مرز دقیق رودخانه است. همچنین، روشهای مورد استفاده به منظور انتخاب دقیق رودخانه از لحاظ هندسی از استحکام و توجه جدی برخوردار نبوده است. انتخاب مرز دقیق رودخانه و جداسازی دقیق پهنههای آبي از نواحي خشكي به دليل اهميت مسأله و الگوريتم مورد استفاده براي محاسبه دما، بایستی با دقت بسیار بالایی انجام شود. بر این اساس، استفاده از تصاویر ماهوارهای با قدرت تفکیک متوسط، مطالعه پهنه آبی با عرض باریک (رودخانه) و استفاده از یک روش جدید برای جداسازی پهنههای آبی و استخراج مرز دقیق رودخانه مواردی است که برتری این مقاله را نسبت به مطالعات پیشین نشان میدهد. در واقع، تحقیق حاضر تمام محدودیتهای موجود در مطالعات پیشین را برطرف کرده و در تمامی رودخانهها با عرض بیشتر از ۳۰ متر در هر عمقی قابل استفاده است.

بنابراین، هدف از تحقیق حاضر، محاسبه دمای سطح آب رودخانه کارون با لحاظ اهمیت هندسی و جداسازی دقیق مرز پهنه آبی رودخانه کارون با استفاده از تصاویر ماهوارهای با قدرت تفکیک مکانی متوسط میباشد که تاکنون در هیچ مطالعهای مورد بررسی قرار نگرفته است. دلیل انتخاب رودخانه کارون به عنوان منطقه مورد مطالعه، وجود عرضهای متفاوت در سراسر آن و متغیر بودن خصوصیات توپوگرافی و هندسی آن میباشد. در ادامه ابتدا به معرفی منطقه موردمطالعه و دادههای مورد استفاده در تحقیق حاضر اشاره شده و سپس پیشپردازشهای ضروری بر روی تصاویر ماهوارهای لندست–۸ اعمال میگردد. در مرحله بعد نحوه افزایش قدرت تفکیک مکانی باندهای حرارتی مورد بررسی قرار گرفته و جداسازی هندسی

مرز دقیق رودخانه با استفاده از تصاویر لندست-۸ انجام می گردد. سپس روش محاسبه دمای سطح آب رودخانه کارون با در نظر گرفتن اهمیت هندسی پهنههای آبی ارائه شده و دمای سطح آب رودخانه کارون در چهار زمان ۵ خرداد، ۱۲مرداد، ۱۱ آبان و ۱۶ اسفند محاسبه می شود. در نهایت عملکرد مدل سنجش از دوری جهت تخمین دما در چهار زمان مذکور با استفاده از شاخصهای آماری مورد بررسی قرار خواهد گرفت.

منطقهی مورد مطالعه، بخشی از رودخانه کارون در استان خوزستان می باشد که در جنوب غربی ایران و در کرانه خلیج فارس (شکل ۱) واقع شده است. این منطقه به ترتیب در مختصات جغرافیایی ۳۱ درجه ۲۷ دقیقه و ۳۰ درجه ۲۲ دقیقه شمالی و ۴۸ درجه ۲۱ دقیقه و ۴۸ درجه ۲۲ دقیقه شرقی واقع شده است (مستطیل قرمز). رودخانه کارون با حوضه آبریزی به مساحت ۶۷۲۵۷ کیلومترمربع و طولی معادل ۹۵۰ کیلومتر، مهم ترین و طولانی ترین رودخانه ایران می باشد که میزان بارش از مناطق وسیعی را جمع آوری کرده و به خلیج فارس انتقال می دهد. این رودخانه آب موردنیاز ۶۲ شهر، چندین روستا و فارس انتقال می دهد. این رودخانه آب موردنیاز ۶۲ شهر، چندین روستا و بر تأمین آب آشامیدنی و کشاورزی را تأمین می نماید. این رودخانه علاوه بر ماین آب آشامیدنی و کشاورزی مناطق مجاور یک بستر مناسب برای جذب سرمایه گذاری، ایجاد مکانهای ورزشی، تفریحی و حمل و نقل آبی است. در تحقیق حاضر حدود ۱۶۳ کیلومتر از رودخانه کارون مورد بررسی

۲- ۲- دادههای مورد استفاده

ماهواره لندست جزء ماهوارههای اپتیک است که در فوریه ۲۰۱۳ راه اندازی شده و در بسیاری از کابردها مورد استفاده قرار می گیرد. این ماهواره دارای چندین سنجنده می باشد که از ۱ تا ۸ تفکیک شده است. در این تحقیق از ماهواره لندست-۸، سنجنده OLI/TIRS استفاده شد که مشخصات مربوط به آن به صورت جدول ۱ می باشد.

این ماهواره شامل ۹ باند در محدوده پانکروماتیک، مرئی و مادون قرمز نزدیک با قدرت تفکیک مکانی ۱۵ تا ۳۰ متر و دو باند در محدوده حرارتی با قدرت تفکیک مکانی ۱۰۰ متر و دارای قدرت تفکیک زمانی ۱۶ روزه میباشد. لازم به ذکر است که دادههای مربوط به باندهای حرارتی با بهره گیری از روشهای نمونهبرداری مجدد^۳ از قدرت تفکیک مکانی ۱۰۰ متر به قدرت

¹ Operational Land Imager

² Root Mean Square Error

³ Resampling



شکل ۱. منطقه مورد مطالعه و رودخانه کارون در استان خوزستان Fig. 1. The study area and Karun River in Khuzestan province

جدول ۱. مشخصات ماهواره لندست-۸، سنجنده OLI/ TIRS

Table 1. Characteristic of Landsat-8 satellite, OLI /TIRS Sensor

	نام باند	طول موج (میکرومتر)	قدرت تفکیک مکانی (متر)
باند– ۱	Coastal/ Aerosol	۰/۴۳ — ۰/۴۵	٣٠
باند- ۲	Blue	۰/۴۵ — ۰/۵۱	٣٠
باند- ۳	Green	•/۵۳ — •/۵۹	٣٠
باند- ۴	Red	•/۶۴ — •/۶۷	٣٠
باند– ۵	Near Infrared (NIR)	$\cdot / A \Delta - \cdot / A A$	٣٠
باند- ۶	Shortwave Infrared (SWIR)1	$1/\Delta Y - 1/8\Delta$	٣٠
باند- ۷	Shortwave Infrared (SWIR) 2	7/11 - 7/29	٣٠
باند– ۸	Panchromatic	•/&• — •/۶A	۱۵
باند– ۹	Cirrus	۱/۳۶ — ۱/۳۸	٣٠
باند- ۱۰	Thermal Infrared (TIRS) 1	۱ • /۶ — ۱۱/۱۹	۱۰۰ * (۳۰)
باند– ۱۱	Thermal Infrared (TIRS) 2	$11/2 \cdot - 17/21$	۱۰۰ * (۳۰)



شکل ۲. فلوچارت فرآیند محاسبه دمای سطح آب رودخانه کارون

Fig. 2. Flowchart for calculating the Water Surface Temperature of Karun River

۳- روش شناسی

۸- ۱- ۷ پیش پردازش تصاویر لندست ۸

تصاویر سنجش از دوری قبل از بکارگیری برای تجزیه و تحلیلهای

اصلی، بایستی یک سری پیش پردازش هایی بر روی آن ها اعمال شود که

یک امر مهم و ضروری در پردازش تصاویر ماهوارهای به شمار میرود.

در بسیاری از دادههای ماهوارهای این پیش پردازشها شامل تصحیحات

هندسی، رادیومتریکی، اتمسفری و حذف سیگنالهای ناخواسته (Noise) احتمالی است. در تحقیق حاضر، فرآیند انجام پیش پردازشهای لازم و

ضروری بر روی تصاویر لندست–۸ و نحوه محاسبه دمای سطح أب رودخانه

کارون به صورت فلوچارت شکل ۲ می باشد. با توجه با فلوچارت شکل ۲، در

وهله اول پیش پردازشهای مربوط به باندهای مرئی، مادون قرمز نزدیک و باندهای حرارتی شامل تصحیحات رادیومتریک و اتمسفری انجام شد، سپس

قدرت تفکیک مکانی باندهای حرارتی از ۱۰۰ متر به ۳۰ متر بهبود یافتند. در مرحله بعد شاخص آبی تفاضلی نرمال شده (NDWI) تولید شد و به

منظور جداسازی و برش دقیق مرز رودخانه از سایر عوارض مورد استفاده قرار گرفت. در نهایت با محاسبه مقادیر دمای روشنایی، دمای سطح آب محاسبه تفکیک مکانی ۳۰ متر قابل تغییر است که این عملیات توسط کاربر صورت می گیرد. دادههای این ماهواره کل کره زمین را پوشش داده و به صورت رایگان از سایت سازمان زمینشناسی آمریکا (USGS)^۸ قابل دریافت می باشد. علاوه بر تصویر ماهواره ای، به منظور ارزیابی دماهای استخراج شده از طریق دادههای سنجش از دوری، از دمای ۱۰ نقطه مشخص متناسب با زمان تصویر برداری از رودخانه کارون استفاده شد. لازم به ذکر است که مقادیر اندازه گیری شده دما در تحقیق حاضر از اطلاعات ثبت شده از سازمان آب و برق خوزستان اخذ شده اند. بدین منظور، از اطلاعات دما مربوط به چهار تاریخ (۵ خرداد، ۳۲ مرداد، ۱۱ آبان و ۱۶ اسفند قرائت شده در ایستگاه پل پنجم اهواز) از سال ۱۳۹۸ استفاده شده است. همچنین در هر تاریخ ۱۰ مقدار دما ثبت شده است که در مجموع ۴۰ دمای اندازه گیری شده در چهار روز مذکور موجود می باشد. در تحقیق حاضر از چهار تصویر^۲ مربوط به چهار تاریخ مذکور استفاده گردیده است.

¹ United States Geological Survey

² scene

³ Normalized differential Water Index



شکل ۳. بهبود قدرت تفکیک مکانی باند حرارتی لندست-۸ Fig. 3. Improving the spatial resolution of the Landsat-8 thermal band

و با دادههای حاصل از مشاهدات میدانی مقایسه شد.

همان طور که قبلاً ذکر شد، تصاویر ماهواره ای اغلب دارای خطاهای هندسی، رادیومتریکی و اتمسفری هستند که برای برآورد دقیق و بهتر از منطقه، لازم است تا این خطاها را حذف و یا تصحیح کنیم. خطاهای هندسی تصویر شامل خطای جابجایی ناشی از دوران و تغییر موقعیت سنجنده در لحظه عکسبرداری میباشد که بایستی حذف شوند. اما با توجه به اینکه دادههای مورد استفاده در تحقیق حاضر توسط سایت ارائه دهنده از لحاظ هندسی تصحیح شده است، بنابراین نیازی به تصحیح هندسی آن نیست.

خطاهای رادیومتریکی تصویر خطاهایی است که در حالت کلی بر روی تک تک پیکسلها وجود داشته و این خطاها میتوانند هم ناشی از خود سنجنده و هم ناشی از اتمسفر در لحظه عکسبرداری باشد.

بنابراین، به منظور پیش پردازش تصاویر، در وهله ی اول ابتدا بایستی تصحیح رادیومتریک انجام شود که در آن مقادیر درجات خاکستری (DN) تمام باندها به رادیانس تبدیل شده و مقدار آن از رابطه ی (۱) محاسبه می شود.

$$L_{\lambda} = M_L Q_{cal} + A_L \tag{(1)}$$

مقدار رادیانس در بالای اتمسفر r (TOAR) مقدار رادیانس در بالای اتمسفر L_{λ} مجهول، $M_{
m L}$ مجهول، $M_{
m L}$

 Q_{cal} است که به آن Gain نیز گفته می شود، و $W/(m^2.sr.\mu m)$ مقدار درجات خاکستری (DN) و A_L یک Offset متفاوت برای باندها است که به عنوان مقادیر معلوم در اطلاعات تصاویر ماهوارهای وجود دارد[T7].

بعد از انجام تصحیح رادیومتریک، تصحیح اتمسفری^۳ بر روی تمامی باندهای مرئی و مادون قرمز (به جز باندهای حرارتی) اعمال می گردد. به منظور انجام تصحیح اتمسفری از روش FLAASH^۴ در محیط نرمافزار ENVI ۵.۳ استفاده شد. نرمافزار ENVI نسخه ۵.۳ محیطی برای بصریسازی و پردازش تصاویر ماهواره ای است که با استفاده از این نرمافزار میتوان انوع روشهای پردازش تصاویر حاصل از سنجندههای هوابرد و فضابرد را به انجام رساند. همچنین، امکان پردازش انواع دادههای سنجش از دور در یک محیط کاربر پسند بصورت جامع فراهم شده است. این نرمافزار کاربردهای متعددی در زمینه هیدرولوژی از جمله مدیریت سیلاب، مطالعه سطوح آبی، سدها، مدلهای هیدرولوژیکی و بررسی کیفیت آب دارد.

۳- ۲- افزایش قدرت تفکیک مکانی باندهای حرارتی

با توجه به اینکه قدرت تفکیک مکانی باندهای حرارتی در تصاویر لندست–۸ برابر با ۱۰۰ متر است، لذا استخراج دقیق مرز رودخانه عملاً

¹ Digital Number

² Top of Atmospheric Radiance

³ Atmospheric Correction

⁴ Fast Line- of- sight Atmospheric Analysis of Spectral Hyper cubes

غیردقیق خواهد بود. به منظور حل این مشکل، با استفاده از باندهای ۳۰ متری تصاویر لندست-۸ و با بهره گیری از روش نمونهبرداری مجدد^۲ و درونیابی نزدیکترین همسایگی^۲، باندهای حرارتی ۱۰۰ متری به باندهای ۳۰ متری بهبود یافتند که در شکل ۳ نشان داده شده است. لازم به ذکر است که تمامی این فرآیندها در محیط نرمافزار ۵.۳ ENVI انجام شد.

۳– ۳– استخراج پهنههای آبی با شاخص طیفی NDWI^۳

به منظور محاسبه دقیق دمای سطح آب لازم است تا مناطق آبی از سایر مناطق موجود در تصویر متمایز شود که در تمامی مطالعات پیشین از روش طبقهبندی بدون نظارت و با بهرهگیری از باند مادون قرمز به منظور جداسازی پهنههای آبی موجود در دریا و دریاچه استفاده شده است [۳۳]. اما با توجه به حساسیت عوارض مختلف در تصاویر ماهوارهای و ارتباط آن با قدرت تفکیک مکانی، شناسایی پهنههای آبی به خصوص پهنههای آبی موجود در رودخانه، غیرممکن و یا اشتباه خواهد بود که به منظور جلوگیری از این اشتباه، از شاخصهای طیفی استفاده می شود. در حالت کلی، شاخص های طیفی حاصل اعمال یک سری محاسبات ریاضی بر روی دو یا چند باند طیفی از تصاویر ماهوارهای است که از طریق آن پدیده یا هدف مورد نظر بارز شده و به صورت بهینه نمایش داده می شود. نتایج حاصل از شاخص طيفی تصويری است که در آن اطلاعات جديدی نسبت به تصوير اصلی وجود دارد. به عبارت دیگر این روش به عنوان یک روش استخرج ویژگی ٔ محسوب می شود که در آن اطلاعات از یک فضا به فضای دیگر تبدیل می شود. در تحقیق حاضر جهت جداسازی مناطق آبی از سایر مناطق نظیر خاک، پوشش گیاهی و غیره از شاخص طیفی NDWI استفاده شده است. این شاخص توسط McFeeters در سال ۱۹۹۶، برای تعیین خصوصیات آب با استفاده از باند سبز و باند مادون قرمز نزدیک (NIR^a) لندست ۲M^s، (باند ۲ و باند ۴) معرفی شده است که در آن با استفاده از یک حد آستانه صفر بر روى تصوير به دست آمده از شاخص، مقادير مثبت به عنوان سطوح آبي و مقادیر منفی به عنوان مناطق غیر آبی طبقهبندی شدند [۳۴]. این شاخص از رابطه (۲) محاسبه می شود:

$$NDWI = \frac{G - NIR}{G + NIR} \tag{(Y)}$$

در این رابطه، G باند انعکاسی سبز، NIR باند انعکاسی مادون قرمز و NDWI که یک شاخص آبی تفاضلی نرمال شده است، مقدار آن بین ۱ و - متغیر میباشد. به عبارت دیگر، مقادیر بین صفر تا یک به عنوان مناطق آبی در نظر گرفته میشود. با استفاده از این روش، مناطق آبی از سایر مناطق موجود در تصویر جدا شده و به عنوان ROI^v برای برش باند حرارتی مورد استفاده قرار میگیرد. بعد از استخراج دقیق مرز رودخانه در باند حرارتی، دمای سطح آب با استفاده از روابط مربوطه برآورد میشود. لازم به ذکر است

۳- ۴- بازیابی دمای سطح آب رودخانه کارون

مقادیر درجات خاکستری در باند حرارتی بعد از واسنجی رادیومتریک^۸ و استخراج مناطق آبی، بایستی به دمای روشنایی^۹ تبدیل شوند که به صورت رابطهی زیر میباشد:

$$T = \frac{k_2}{\ln\left(\frac{k_1}{L_\lambda} + 1\right)} \tag{(7)}$$

در رابطه (۳)، T دمای روشنایی برحسب کلوین؛ K_1 و K_2 ضرایب تبدیل باند ۱۱ حرارتی ماهواره لندست-۸است که مقدار آن به ترتیب برابر با ۲۸۰/۸۸۳۳ و ۲۲۰۱/۱۴۴۲ است. با توجه به اینکه دمای محاسبه شده در واحد کلوین میباشد، لذا با کم کردن مقدار ۲۷۳/۱۵ از مقدار T، دما برحسب درجه سانتی گراد حاصل میشود. بر این اساس دماهای مربوط به هر فصل محاسبه شده و با دادههای حاصل از مشاهدات میدانی مقایسه می شود. لازم به ذکر است که تمامی مراحل پردازش در نرمافزار ۵.۳ ENVI انجام شده است.

۳– ۵– معیارهای ارزیابی

به منظور مقایسه عملکرد نتایج دمای سطح آب (WST) ، سه پارامتر

1 Resampling

- 3 Normalized differential Water Index
- 4 Feature Extraction
- 5 Near Infrared
- 6 Thematic Mapper

⁷ Region of Interest

⁸ Radiometric Calibration

⁹ Brightness Temperature

² Nearest Neighbor

$$k = \sum_{i=1}^{n} \left(WST_{Obs}^{i} \times WST_{Pre}^{i} \right) / \left(WST_{Pre}^{i} \right)^{2}$$
(Y)

$$k' = \sum_{i=1}^{n} \left(WST_{Obs}^{i} \times WST_{Pre}^{i} \right) / \left(WST_{Obs}^{i} \right)^{2} \tag{A}$$

تحقیقات متعدد در حوزه مهندسی آب نشان داده است که جهت دستیابی به سطح مطلوب عملکرد روشهای تجربی و محاسباتی مقادیر n و n عددی k و k' باید به مقدار یک نزدیک باشند. سپس، نسبتهای m و m کمتر از ۰/۱ بیانگر بالاترین سطح دقت روشها میباشد:

$$m = \left(R^2 - R_O^2\right) / R^2 \quad , \qquad n = \left(R^2 - R_O'^2\right) / R^2 \quad (9)$$

همچنین، پارامتر $\mathrm{R}_{\mathrm{m}}^{}$ که به صورت رابطه (۱۰) میباشد، که مقادیر بزرگتر از ۰/۵ نشاندهنده عملکرد مطلوب مدل محاسباتی میباشد.

$$R_m = R^2 \times \left(1 - \sqrt{\left| R^2 - R_O^2 \right|} \right) > 0.5 \tag{(1)}$$

که در آن پارامترهای ${}^2_O R_0^2$ و ${}^2_O R_0^2$ به صورت زیر محاسبه می گردند:

$$R_{O}^{2} = 1 - \sum_{i=1}^{n} \left(WST_{Pre}^{i} \right)^{2} \times \left(1 - k \right)^{2} / \sum_{i=1}^{n} \left(WST_{Pre}^{i} - \overline{WST}_{Pre} \right)$$
(11)

$$R_{O}^{\prime 2} = 1 - \sum_{i=1}^{n} \left(WST_{Obs}^{i} \right)^{2} \times \left(1 - k^{\prime} \right)^{2} / \sum_{i=1}^{n} \left(WST_{Obs}^{i} - \overline{WST}_{Obs} \right) \quad (17)$$

۴ - نتایج و بحث ۴ - ۱ - نتایج پیش پردازش دادهها

همان طور که ذکر شد، فرآیند پیش پردازش دادهها امری ضروری و مهم برای تجزیه و تحلیل های اصلی است. یک نمونه از دادههای مورد استفاده بعد از اعمال پیش پردازش های لازم در شکل ۴ نشان داده شده است.

۸-۲ - نتایج استخراج پهنههای آبی با شاخص NDWI

نتایج حاصل از شاخص NDWI در شکل ۵ نشان داده شده است. با

آماری رایج شامل ضریب همبستگی⁽ (R)، ریشهٔ میانگین مربعات خطا (RMSE) و میانگین خطای مطلق ^۲(MAE) مورد استفاده قرار میگیرد [۳۵–۳۷] که به ترتیب در روابط (۴) تا (۶) ارائه شده است:

$$R = \frac{\sum_{i=1}^{N} \left(WST_{Obs}^{i} - \overline{WST}_{Obs} \right) \left(WST_{Pre}^{i} - \overline{WST}_{Pre} \right)}{\sqrt{\sum_{i=1}^{N} \left(WST_{Obs}^{i} - \overline{WST}_{Obs} \right)^{2} \sum_{i=1}^{N} \left(WST_{Pre}^{i} - \overline{WST}_{Pre} \right)^{2}} \quad (\mathfrak{f})$$

$$RMSE = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^{N} (WST_{Pre}^{i} - WST_{Obs}^{i})^{2}}{N}}$$
(δ)

$$MAE = \frac{1}{N} \sum_{i=1}^{N} |WST_{Obs}^{i} - WST_{Pre}^{i}|$$
(8)

در روابط (۴) تا (۶)، WST_{Obs} مقادیر دمای سطح آب مشاهداتی، WST مقدار دمای سطح آب برآورد شده، WST_{obs} میانگین دمای WST_{Pre} معدار دمای سطح آب برآورد شده و N مسطح آب مشاهداتی، \overline{WST} میانگین دمای سطح آب برآورد شده و N مسطح آب مشاهداتی، عداد کل دادههای اندازه گیری شده می باشد. این پارامترها جزء پر کاربردترین معداد کل دادههای اندازه گیری شده می باشد. این پارامترها جزء پر کاربردترین استفاده شده است. مقادیر ایده آل برای پارامترهای خطای RMSE و MSE و MAE معیارهای ارزیابی بوده و در تحقیقات گسترده در حوزه مهندسی آب از آنها استفاده شده است. مقادیر ایده آل برای پارامترهای خطای MAE و MAE و ضریب همبستگی برابر با یک، بیانگر بالاترین سطح عملکرد در روش پیشنهادی است.

علاوه بر این، به منظور ارزیابی کارایی WST جهت برآورد میزان دما، از شاخص اعتبارسنجی کلی^۳ نیز استفاده می شود. بدین منظور از یافته های Tropsa و همکاران (۲۰۰۳) استفاده شد [۳۸]. معیار اعتبارسنجی کلی، در حوزه های مختلف مهندسی آب به صورت متعدد مورد استفاده قرار گرفته است [۳۹–۴۱]. به منظور محاسبه این معیار در ابتدا مقادیر پارامترهای k و k از طریق روابط (۷) و (۸) محاسبه می شود:

^{1 &}lt;sup>5</sup> Coefficient of Correlation

^{2 &}lt;sup>7</sup> Mean Absolute Error

^{3 &}lt;sup>8</sup> External Validation



شکل ۴. باندهای مادون قرمز حرارتی و مرئی لندست-۸ بعد از اعمال پیش پردازش Fig. 4. Landsat- 8 Thermal and visible bands after pre-processing



شکل ۵. شاخص NDWI در چهار زمان مختلف

Fig. 5.NDWI index at the four different times



NDWI شكل ۶. نتيجه استخراج دقيق رودخانه كارون از نقشه Fig. 6.The result of accurate extraction of Karun River from NDWI map

توجه به این شکل، مناطق آبی رنگ نشاندهنده پهنههای آبی موجود در منطقه و رودخانه کارون در چهار فصل مختلف که با استفاده از حدآستانه مثبت (صفر تا یک) استخراج شده است. بر این اساس، مقادیر پهنههای آبی در منطقه مورد مطالعه به ازای ماههای خرداد، مرداد، آبان و اسفند به ترتیب برابر با ۲۳۴۶، ۵۶۸۰، ۴۰۸۳ و ۶۷۹۳ هکتار میباشد. همچنین، پهنههای آبی مربوط به رودخانه در ماههای مذکور به ترتیب برابر با ۱۹۸۰، ۱۸۸۶، ۱۸۲۱ و ۱۹۶۶ هکتار میباشد.

بعد از تولید نقشه NDWI و استخراج پهنههای آبی، مرز رودخانه بایستی به طور دقیق انتخاب شود. در صورتی که پیکسلی از پهنههای آبی غیر از پهنههای آبی مربوط به رودخانه نیز انتخاب شود، مشکلی در محاسبه دمای آب ایجاد نخواهد شد؛ به این دلیل که آن پیکسل جزء مناطق آبی به شمار میرود که به صورت دقیق از شاخص NDWI استخراج شده است. در شکل ۶۰ مرز دقیق استخراج شده با استفاده از شاخص NDWI نشان داده شده است.

۴- ۳- نتایج بازیابی دمای آب رودخانه کارون

بعد از استخراج دقیق مرز رودخانه، دمای سطح آب برای تمام زمانها

محاسبه شد که نتایج آن در شکل ۷ نشان داده شده است. با توجه به شرایط اقلیمی منطقه مورد مطالعه، دماهای حاصل از این روش برای فصلهای مختلف سال بسیار منطقی است. براساس نتایج حاصل از دمای محاسبه شده با استفاده از دادههای سنجش از دوری، میزان دما برای منطقه مورد مطالعه در بازهای بین ۱۴ تا ۳۷ درجه سانتی گراد متغیر است که در طول فصل تابستان گرم و در فصل زمستان سرد است. در شکل ۸، نمودار تغییرات سری زمانی دمای رودخانه کارون نشان داده شده است.

با توجه به شکل ۸ دمای رودخانه کارون در اسفند ماه که آخرین ماه از فصل زمستان است در بازه ۲۱–۱۴ درجه سانتی گراد متغیر است. در خرداد ماه که سومین ماه از فصل بهار است، تغییرات دما بین ۳۳–۲۵ درجه سانتی گراد است. این در حالی است که تغییرات دما در رودخانه کارون در اواسط تابستان ۳۷–۲۶ درجه سانتی گراد می باشد. در آبان ماه که دومین ماه از فصل پاییز است، دمای رودخانه کارون نسبت به فصل تابستان کاهش یافته و بین ۲۶–۲۱ درجه سانتی گراد است. با توجه به اقلیم آب و هوایی منطقه مورد مطالعه و شرایط آب و هوایی ایران، بازهی دمایی حاصل از سنجش از دور بسیار منطقی است. بنابراین دمای رودخانه کارون در ۶ ماهه



شکل ۷. دمای سطح آب رودخانه کارون در زمانهای مختلف

Fig. 7.WST of Karun River at the different times



شکل ۸. تغییرات سری زمانی دمای آب رودخانه کارون

Fig. 8.Time series changes of Karun river water temperature

اول سال سیر صعودی و در \mathcal{F} ماهه دوم سال سیر نزولی دارد.

۴- ۴- نتایج ارزیابی روش

مقادیر دماهای اخذ شده توسط سازمان آب و برق استان خوزستان و دماهای متناسب محاسبه شده از سنجش از دور همراه با پارامترهای آماری محاسبه شده در جدول ۲ ارائه شده است. همان طور که در این جدول مشخص است، به ازای هر ماه تعداد ۱۰ نقطه در رودخانه کارون اندازه گیری شده است که هر کدام از آن ها با مقادیر برآورد شده از مدل سنجش از دوری (۱۰ نقطه متناسب با نقاط اندازه گیری شده) مورد ارزیابی قرار گرفته است.

با توجه به نتایج به دست آمده، مقادیر دماهای حاصل از سنجش از دور در تمام زمانها بسیار نزدیک به مقدار واقعی آنها میباشد. مقدار RMSE ،R و MAE و MAE به ازای ماههای خرداد، مرداد، آبان و اسفند به ترتیب برابر با ۹۵/۰، ۹۹۶/۰، ۹۹۶/۰، ۹۹/۰، ۲/۹۷ برای R، ۴/۰، ۳۳/۰، ۹۶/۰، ۹۲/۰ درجه سانتی گراد برای RMSE و ۲/۹۹/۰ برای ۳۸ /۰/۰ و ۲/۰ درجه سانتی گراد برای MAE میباشد که بیانگر دقت بالای مدل سنجش از دوری است. همچنین، همان طور که در جدول ۲ مشخص است، مقادیر عددی k و k که باید به مقدار یک نزدیک باشند، دارای مقادیر نزدیک به عدد یک هستند. این امر نشان دهنده دستیابی به سطح عملکرد مطلوب دادههای سنجش از دوری در برآورد دمای سطح آب است. مقادیر عددی

محاسبه شده برای پارامترهای m و n در تمامی زمانها کمتر از ۰/۱ بوده که نشاندهنده بالاترین سطح دقت روش پیشنهادی در برآورد دمای سطح آب میباشد. همچنین پارامتر R_m در تمامی زمانها مقادیری بالاتر از ۰/۵ را دارند که نشاندهنده عملکرد مطلوب مدل محاسباتی میباشد. میزان همبستگی و عملکرد دادههای سنجش از دوری در استخراج دمای سطح آب به صورت شکل ۹ میباشد.

همان طور که در شکل ۹ نشان داده شده است، دماهای حاصل از سنجش از دور با روش ارائه شده در مقاله حاضر با دماهای واقعی اندازه گیری شده توسط مشاهدات میدانی که شامل ۱۰ نقطه به ازای هر ماه بود، همبستگی بسیار خوبی دارد. بر این اساس بیشترین ضریب همبستگی (۲۹۹۶۲) مربوط به دادههای دمای اندازه گیری شده در ۱۱ آبان و نتایج شبیه سازی دما در روز ۱۶ اسفندماه با مقدار R برابر با ۱۹۰۹٬۹۰۹ دارای کمترین دقت محاسباتی میباشد. بر اساس این دادهها میزان انطباق و همبستگی در تمام دادهها بسیار بالا بوده که نشان دهنده عملکرد بسیار خوب سنجش از دور و ابزارهای مورد استفاده در این زمینه است. همچنین با در نظر گرفتن مقادیر پارامترهای آماری R و MAE، سنجش از دور در تخمین مقادیر دما در دو روز ۵ خردادماه (MAE=0.300C) و ۲۳ مردادماه (MAE=0.2870C) تقریباً دارای

نقاط	۱۶ اسفند		۵ خرداد		۲۳ مرداد		۱۱ آبان	
	دما		دما		دما		دما	
	اندازهگیری	محاسبه	اندازهگیری	محاسبه	اندازەگىرى	محاسبه	اندازهگیری	محاسبه شده
	شده (C°)	شده (C°)	شده (C°)	شده (°C)	شده (C°)	شده (C°)	شده (C°)	(°C)
١	۱۴/۸	۱۴/۵	347/1	34/21	۲۶/۱	۲۶/۳	77/1	27/2
۲	10/70	۱۵/۵	۲۳/۴	۲۳/۴۸	YY/I	$\Upsilon Y/\Delta$	24/2	74/1
٣	18/9	۱۶/۵	78	26/20	Y 9/V	T9/4	22/2	22
۴	۲.	۲ • /۵	۲۳	74	۳۶/۸	318/0	۲۳	77/8
۵	١٩	١٩	χ/χ	۲٩/١	٣۴	346/2	۲۴/۸	۲۵
6	١٨/٣	۱۸/۶	31/1	31/17	29	۲٨/٩	۲۳	χ/χ
۷	١٧	۱۷/۵۹	۲۵/۶	78	YY/I	۲ <i>۶</i> /۷	22/1	77/4
٨	14/20	14/22	٣٠	٣•/١٢	۳۵/۲	۳۵/۶	77	T1/8
٩	14/22	١٧	20/1	۲۵	٣٣	۳٣/١	T 1/8	۲۱
۱٠	۲ • /۵	۲ • /٨	۲۷	27/11	۳ • /۶	٣٠	۲۳	۲۲/۹
R	•/٩٩•٩		•/٩٩۵۲		•/٩٩۵۶		٠/٩٩۶١	
<i>RMSE</i> (°C)	• /٣۴		•/۴		• /٣٣		• /٣۶	
<i>MAC</i> (°C)	•/۲٩		•/۲٨٧		• /٣		• /٣٣	
K	٠/٩٩٣٢		٠/٩٩٠۵)/••))		۱/.••۶۳	
<i>K'</i>	١/• • ۶۵		1/••94		٠/٩٩٨٨		۰/٩٩٣۵	
m	-•/•15٣		-•/••\A		-•/••AY		-•/•Y&Y	
n	-•/•١۴٨		-•/••¥Y		-•/•• XY		-•/•¥١٨	
R_m	·/\F1Y		•/9۴۸۵		۰/۸۹۹۳		• /\$V\$\$	

جدول ۲. مقادیر دمای مشاهداتی و برآورد شده توسط سنجش از دور

Table 2. The observed values and estimated Water Surface temperature values by Remote Sensing



شکل ۹. همبستگی بین دمای حاصل از سنجش از دور و دادههای واقعی

Fig. 9.The Correlation of between temperature from Remote Sensing and actual data

دقت مدلهای محاسباتی می توان نتیجه گرفت که سنجش از دور با استفاده از سیستمهای مورد استفاده در آن، یک ابزار مفید در تعیین پارامترهای تأثیر گذار در شاخص کیفیت آب است.

۵- نتیجه گیری

در تحقیق حاضر به منظور محاسبه دمای سطح آب رودخانه کارون از دادههای ماهوارهای تصاویر لندست-۸ با سنجنده OLI و سنجنده حرارتی در چهار زمان مختلف به صورت سری زمانی استفاده شد که تصاویر اخذ شده مربوط به ماههای خرداد، مرداد، آبان و اسفند ۸۳۹۸ می باشد. به این ترتیب که در ابتدا پیش پردازش های لازم و ضروری بر روی تصاویر ماهوارهای اعمال شد و در مرحلهی بعد به منظور جداسازی مناطق آبی از سایر مناطق از یک شاخص آبی تفاضلی نرمال شده (NDWI) استفاده شد. بعد از جداسازی پهنههای آبی، مرز دقیق رودخانه از روی تصاویر با باند حرارتی انتخاب شد. در نهایت با اعمال الگوریتم در محیط نرمافزار ۵.۳ INVI دمای سطح آب رودخانه کارون محاسبه شد. به منظور ارزیابی دقت و عملکرد دادههای سنجش از دوری با مشاهدات میدانی از سه پارامتر آماری رایج شامل ضریب همبستگی (R)، ریشهٔ میانگین مربعات خطا (RMSE) و میانگین خطای مطلق (MAE) استفاده شد. علاوه بر این، به منظور ارزیابی کارایی کارایی Suster به به مطلق (MAE) استفاده شد. مانور ساین به منظور ارزیابی کارایی کارایی کارای

به این ترتیب براساس نتایج حاصل، دمای سطح آب رودخانه کارون در

اسفند ماه ۲۱–۱۴ درجه سانتی گراد، و در خرداد ماه تغییرات دما بین ۳۳–۲۵ درجه سانتیگراد است. این در حالی است که تغییرات دما در رودخانه کارون در اواسط تابستان ۳۷–۲۶ درجه سانتی گراد میباشد. در آبان ماه که دومین ماه از فصل پاییز میباشد، دمای رودخانه کارون نسبت به فصل تابستان کاهش یافته و بین ۲۶-۲۱ درجه سانتی گراد است. با توجه به اقلیم آب و هوایی منطقه مورد مطالعه و شرایط آب و هوایی ایران، بازهی دمایی حاصل از سنجش از دور در مقایسه با دادههای اندازه گیری شده بسیار منطقی است. براساس این نتایج، روش پیشنهادی در تمامی رودخانهها با عرض بالای ۳۰ متر و در هر عمقی با دقت بالا قابل استفاده می باشد. مقادیر شاخص های آماری به ازای ماههای مورد مطالعه نشان دادند که مدل های سنجش از دوری دارای عملکرد قابل قبولی است. همچنین، آزمون آماری اعتبارسنجی کلی نشاندهنده بالاترین سطح دقت روش پیشنهادی در برآورد دمای سطح آب میباشد. کاربرد این روش علاوه بر برآورد دمای سطح آب، در حوزههای مرتبط با علوم آب از قبیل محاسبه دقیق مساحت پهنههای آبی، پهنههای سیلابی، استخراج دقیق مرز ساحلی دریاچهها و رودخانهها میباشد. براساس یافتههای حاصل از این تحقیق، و به واسطه منطقه مورد مطالعه نشان داده شد که دادهها و سیستمهای سنجش از دوری به عنوان یک ابزار مناسب در جهت برآورد مقدار دمای سطح آب به صورت پیوسته در مدت زمان کمتر و با سرعت بیشتر میباشد. 3655-3661

- [11] L.M. McMillin, Estimation of sea surface temperatures from two infrared window measurements with different absorption, Journal of geophysical research, 80(36) (1975) 5113-5117.
- [12] K. Kilpatrick, G.P. Podesta, R. Evans, Overview of the NOAA/NASA advanced very high resolution radiometer Pathfinder algorithm for sea surface temperature and associated matchup database, Journal of Geophysical Research: Oceans, 106(C5) (2001) 9179-9197.
- [13] X. Li, W. Pichel, E. Maturi, P. Clemente-Colon, J. Sapper, Deriving the operational nonlinear multichannel sea surface temperature algorithm coefficients for NOAA-15 AVHRR/3, International Journal of Remote Sensing, 22(4) (2001) 699-704.
- [14] C. Walton, W. Pichel, J. Sapper, D. May, The development and operational application of nonlinear algorithms for the measurement of sea surface temperatures with the NOAA polar-orbiting environmental satellites, Journal of Geophysical Research: Oceans, 103(C12) (1998) 27999-28012.
- [15] C.C. Walton, Nonlinear multichannel algorithms for estimating sea surface temperature with AVHRR satellite data, Journal of Applied Meteorology, 27(2) (1988) 115-124.
- [16] E.H. Alcântara, et al., Remote sensing of water surface temperature and heat flux over a tropical hydroelectric reservoir, Remote Sensing of Environment, 114(11) (2010) 2651-2665.
- [17] C. Donlon, S. Castro, A. Kaye, Aircraft validation of ERS-1 ATSR and NOAA-14 AVHRR sea surface temperature measurements, International Journal of Remote Sensing, 20(18) (1999) 3503-3513.
- [18] Y. Hao, T. Cui, V.P. Singh, J. Zhang, R. Yu, Z. Zhang, Validation of MODIS Sea Surface Temperature Product in the Coastal Waters of the Yellow Sea, IEEE Journal of Selected Topics in Applied Earth Observations and Remote Sensing, 10(5) (2017) 1667-1680
- [19] A. Kumar, P. Minnett, G. Podestá, R. Evans, K. Kilpatrick, Analysis of Pathfinder SST algorithm for

- [1] X. Yu, X. Guo, Z. Wu, Land surface temperature retrieval from Landsat 8 TIRS—Comparison between radiative transfer equation-based method, split window algorithm and single channel method, Remote sensing, 6(10) (2014) 9829-9852.
- [2] M. Syariz, L. Jaelani, L. Subehi, A. Pamungkas, E. Koenhardono, A. Sulisetyono, Retrieval of sea surface temperature over poteran island water of indonesia with Landsat 8 tirs image: A preliminary algorithm, The International Archives of Photogrammetry, Remote Sensing and Spatial Information Sciences, 40 (2015) 87.
- [3] M. Amini, Gh.R. Barati, A.R. SHakiba, M. Moradi, M. Karampour, the impact of monthly fluctuations Mediterranean sea surface temperature in the fluctuations of monthly precipitation northwest Iran, in: Journal of Researches in Earth Sciences, 31(8), 2017, pp. 28-41./ In Persian
- [4] C. Oppenheimer, SABINS, FF 1997. Remote Sensing. Principles and Interpretation, xiii+ 494 pp. New York: WH Freeman & Co. Price£ 32.95 (hard covers). ISBN 0 7167 2442 1, Geological Magazine, 135(1) (1998) 143-158
- [5] S.B. Fatemi, Y. Resaei, Basics of Remote Sensing, Azadeh, 2017. /In Persian
- [6] M. Rahman, L. Di, E. Yu, L. Lin, C. Zhang, J. Tang, Rapid flood progress monitoring in cropland with NASA SMAP, Remote Sensing, 11(2) (2019) 191.
- [7] R. Bernstein, Sea surface temperature estimation using the NOAA 6 satellite advanced very high resolution radiometer, Journal of Geophysical Research: Oceans, 87(C12) (1982) 9455-9465.
- [8] E.P. McClain, W.G. Pichel, C.C. Walton, Comparative performance of AVHRR-based multichannel sea surface temperatures, Journal of Geophysical Research: Oceans, 90(C6) (1985) 11587-11601.
- [10] L. McMillin, D. Crosby, Theory and validation of the multiple window sea surface temperature technique, Journal of Geophysical Research: Oceans, 89(C3) (1984)

منابع

Mohammad Asgari, S.H. Khazaei, The evaluation of sea surface temperature and the relationship between SST and depth in the Persian Gulf by MODIS, Journal of Marine Science and Technology, 15(2) (2016) 130-142.

- [30] M. Farzin, A. Nazari Samani, S. Feiznia, G.A. Kazemi, Determination of submarine groundwater discharge probable areas into the Persian Gulf on coastlines of Bushehr Province using standard thermal anomaly map, Iranian Journal of ECO Hydrology, 4(2) (2017) 477-488./In Persian
- [31] E. Medina-Lopez, L. Ureña-Fuentes, High-Resolution Sea Surface Temperature and Salinity in Coastal Areas Worldwide from Raw Satellite Data, Remote Sensing, 11(19) (2019) 2191.
- [32] J.-C. Jang, K. Park, High-Resolution Sea Surface Temperature Retrieval from Landsat 8 OLI/TIRS Data at Coastal Regions, Remote Sensing, 11(22) (2019) 2687.
- [33] M. Isaya Ndossi, U. Avdan, Application of open source coding technologies in the production of land surface temperature (LST) maps from Landsat: a PyQGIS plugin, Remote sensing, 8(5) (2016) 413.
- [34] A.A. Lamaro, A. Marinelarena, S.E. Torrusio, S.E. Sala, Water surface temperature estimation from Landsat 7 ETM+ thermal infrared data using the generalized singlechannel method: Case study of Embalse del Río Tercero (Córdoba, Argentina), Advances in Space Research, 51(3) (2013) 492-500
- [35] S.K. McFeeters, The use of the Normalized Difference Water Index (NDWI) in the delineation of open water features, International journal of remote sensing, 17(7) (1996) 1425-1432.
- [36] S. Emamgholizadeh, H. Kashi, I. Marofpoor, E. Zalaghi, Prediction of water quality parameters of Karoon River (Iran) by artificial intelligence-based models, International Journal of Environmental Science and Technology, 11(3) (2014) 645-656.
- [37] A. Aryafar, V. Khosravi, H. Zarepourfard, R. Rooki, Evolving genetic programming and other AI-based models for estimating groundwater quality parameters of the Khezri plain, Eastern Iran, Environmental earth

global and regional conditions, Journal of Earth System Science, 109(4) (2000) 395-405.

- [20] B. Marti-Cardona, T. Steissberg, S. Schladow, S. Hook, Relating fish kills to upwellings and wind patterns in the Salton Sea, in: The Salton Sea Centennial Symposium, Springer, 2008, pp. 85-95.
- [21] D.A. May, W.O. Osterman, Satellite-derived sea surface temperatures: Evaluation of GOES-8 and GOES-9 multispectral imager retrieval accuracy, Journal of Atmospheric and Oceanic Technology, 15(3) (1998) 788-797.
- [22] P.J. Minnett, R.H. Evans, E.J. Kearns, O.B. Brown, Sea-surface temperature measured by the Moderate Resolution Imaging Spectroradiometer (MODIS), in: IEEE International Geoscience and Remote Sensing Symposium, Ieee, 2002, pp. 1177-1179.
- [23] K.-A. Park, E.-Y. Lee, X. Li, S.-R. Chung, E.-H. Sohn, S. Hong, NOAA/AVHRR sea surface temperature accuracy in the East/Japan Sea, International Journal of Digital Earth, 8(10) (2015) 784-804.
- [24] J. Prats, N. Reynaud, D. Rebière, T. Peroux, T. Tormos, P.-A. Danis, LakeSST: Lake skin surface temperature in French inland water bodies for 1999-2016 from Landsat archives, (2018).
- [25] P. Schneider, S.J. Hook, Space observations of inland water bodies show rapid surface warming since 1985, Geophysical Research Letters, 37(22) (2010).
- [26] T.E. Steissberg, S.J. Hook, S.G. Schladow, Measuring surface currents in lakes with high spatial resolution thermal infrared imagery, Geophysical research letters, 32(11) (2005).
- [27] A. Thomas, D. Byrne, R. Weatherbee, Coastal sea surface temperature variability from Landsat infrared data, Remote Sensing of Environment, 81(2-3) (2002) 262-272.
- [28] C. Wloczyk, R. Richter, E. Borg, W. Neubert, Sea and lake surface temperature retrieval from Landsat thermal data in Northern Germany, International Journal of Remote Sensing, 27(12) (2006) 2489-2502.
- [29] k. Fazelpoor, A. Dadollahi Sohrab, H. Elmizadeh, H.

of longitudinal dispersion coefficients in transitional and turbulent pipe flow, Journal of Pipeline Systems Engineering and Practice, 5(1) (2014) 04013011.

- [41] M. Najafzadeh, S. Sarkamaryan, Extraction of optimal equations for evaluation of pipeline scour depth due to currents, in: Proceedings of the Institution of Civil Engineers-Maritime Engineering, Thomas Telford Ltd, 2018, pp. 1-10.
- [42] M. Najafzadeh, M. Rezaie Balf, E. Rashedi, Prediction of maximum scour depth around piers with debris accumulation using EPR, MT, and GEP models, Journal of Hydroinformatics, 18(5) (2016) 867-884.

sciences, 78(3) (2019) 69.

- [38] Aryafar, V. Khosravi, F. Hooshfar, GIS-based comparative characterization of groundwater quality of Tabas basin using multivariate statistical techniques and computational intelligence, International Journal of Environmental Science and Technology, 16(10) (2019) 6277-6290.
- [39] Tropsha, P. Gramatica, V.K. Gombar, The importance of being earnest: validation is the absolute essential for successful application and interpretation of QSPR models, QSAR & Combinatorial Science, 22(1) (2003) 69-77.
- [40] A.M. Sattar, Gene expression models for the prediction

چگونه به این مقاله ارجاع دهیم H. Farhadi, M. Najafzadeh, Presenting a New Method to Improve Seasonal Monitoring of Karun River Water Surface Temperature using Landsat-8 Satellite Images, Amirkabir J. Civil Eng., 53(11) (2022) 4639-4656.



DOI: 10.22060/ceej.2020.18421.6871

بی موجعه محمد ا