

Water and Soil Management and Modeling



Online ISSN: 2783 - 2546

A novel method based on Landsat 8 and MODIS satellite images to estimate monthly reference evapotranspiration in arid and semi-arid climates

Hamed Talebi¹, Saeed Samadianfard^{2*}, Khalil Valizadeh Kamran³

¹ Ph.D. Student, Department of Water Engineering, Faculty of Agriculture, University of Tabriz, Tabriz, Iran

² Associate Professor, Department of Water Engineering, Faculty of Agriculture, University of Tabriz, Tabriz, Iran

³ Professor, Department of Remote Sensing and GIS, University of Tabriz, Tabriz, Iran

Abstract

Introduction

Accurate estimation of reference evapotranspiration (ET₀) is essential in water management in the agricultural sector, especially for arid and semi-arid climates. ET₀ plays a vital role in the water and energy cycle and is an essential link between ecological and hydrological processes. Therefore, accurately estimating ET_0 is a major issue for understanding the water cycle in continuous soil-plant-atmosphere systems. The traditional ET_0 estimation methods are mainly based on physical principles, such as Priestley-Taylor, Hargreaves, and Samani, which have many limitations in accurate ET_0 estimation in cases of minimum meteorological parameters (such as radiation solar, wind speed, and air temperature). Numerous studies have focused on ET₀ estimation using terrestrial data. However, in the case of a lack of meteorological stations, the conventional methods of estimating ET_0 using ground data will be inefficient, so remote sensing (RS) provides the possibility to fill such a gap, in such conditions, satellite images are the most effective for evaluating ET_0 in large areas. Because satellite images have a suitable spatial and temporal resolution, the time series of satellite images can be used to estimate ET₀. The successful estimation of ET_0 from satellite images paved the way for its prediction using artificial intelligence models. The primary satellite imagery sources can be obtained from Landsat, Moderate Resolution Imaging Spectroradiometer (MODIS), and Global Land Surface Satellite (GLASS). Remote sensing data provides the possibility of recording more information through satellite images. Remote sensing methods can be used to extract vegetation information and different types of radiation, which help estimate ET₀.

Materials and Methods

In the current research, two different agro-climatic locations including Ahvaz and Tabriz stations were selected. According to De Martonne classification method, Ahvaz was classified as dry climate and Tabriz as semi-arid climate. In this research, random forest (RF) and multi-layer perceptron (MLP) algorithms have been used to estimate monthly ET_0 in Ahvaz and Tabriz stations. The input parameters were selected from Landsat 8 and MODIS satellite images in the time period of 2014 to 2021. The utilized parameters were the monthly average, Landsat Land Surface Temperature (LST_{Land}), MODIS Land Surface Temperature (LST_{MOD}), Landsat Satellite Normalized Difference Vegetation Index (NDVI_{Land}) and MODIS Normalized Difference Vegetation Index (NDVI_{Land}) and models, the estimated monthly ET_0 was evaluated with the monthly ET_0 of the FAO-Penman-Monteth equation.

Results and Discussion

The input parameters for implemented models were Landsat land surface temperature (LST_{Land}), MODIS land surface temperature (LST_{MOD}), Landsat Satellite Normalized Difference Vegetation Index (NDVI_{Land}), and MODIS Normalized Difference Vegetation Index (NDVI_{MOD}). Six possible scenarios were defined to estimate monthly ET₀. The first two scenarios were considered as a single parameter (scenarios 1 and 2) and other scenarios were evaluated with two input parameters. Scenarios 3 and 4 were evaluated based on the parameters of the Landsat satellite and MODIS sensor, respectively. In scenarios 5 and 6, monthly ET₀ was estimated with Landsat and MODIS NDVI and Landsat and MODIS LST, respectively, to determine the effect of NDVI and LST values on ET₀ estimation. According to the obtained results, for the MLP and RF models in Ahvaz station,



Water and Soil Management and Modeling



Online ISSN: 2783 - 2546

the value of R^2 ranges from 0.440 to 0.972 and 0.271 to 0.983, respectively. In Ahvaz station, the lowest and highest RMSE is 0.279 mm.month⁻¹ (RF-5 model) and 1.396 mm.month⁻¹ (RF-4 model), respectively. Additionally, in this station, the highest and lowest values of NS are 0.962 (RF-5 model) and 0.042 (RF-4 model), respectively. According to the obtained results, in estimating the monthly ET₀, the best performance is related to MLP-6 (R²=0.972, RMSE=0.348, and NS=0.940) and RF-4 (R²=0.983, RMSE=0.279, and NS=0.962). The highest and lowest values of R² in Tabriz station were 0.988 and 0.186, respectively. Moreover, MLP-4 and RF-5 models in this station have the lowest and highest RMSE, respectively. The results showed that in Tabriz station, the best performances were related to MLP-4 (R²=0.988, RMSE=0.299, and NS=0.935) and RF-4 (R²=0.979, RMSE=0.302, and NS=0.933). In addition, in this station, the RF-5 model has the weakest performance among all models with R²=0.186, RMSE=1.169, and NS=0.012.

Conclusion

The results showed that 1) the accuracy of monthly ET_0 estimation in Ahvaz (arid climate) and Tabriz stations (semi-arid climate) with scenario 4 including LST_{MOD} and $NDVI_{MOD}$ was better than other investigated scenarios; 2) in estimating monthly ET_0 using a single input parameter including LST_{Land} (scenario 1) and LST_{MOD} (scenario 2), in both Ahvaz and Tabriz stations, scenario 2 had better performance with both MLP and RF models; 3) estimation of monthly ET_0 in Ahvaz and Tabriz stations has performed best with RF-4 and MLP-4 models, respectively, with LST_{MOD} and $NDVI_{MOD}$ input parameters (scenario 4); 4) in the comparison of scenario 5 ($NDVI_{Land}$, $NDVI_{MOD}$) and scenario 6 (LST_{Land} , LST_{MOD}) in both RF and MLP models, scenario 6 has the best performance in estimating monthly ET_0 ; and 5) in the comparison of monthly ET_0 estimation in both arid and semi-arid climates, the best performance with a high correlation coefficient was obtained with the MLP model in semi-arid climates.

Keywords: Landsat, Land surface temperature, MODIS, Multilayer perceptron, Random forest

Article Type: Research Article

*Corresponding Author, E-mail: s.samadian@tabrizu.ac.ir

Citation: Talebi, H., Samadianfard, S., & Kamran, K.V. (2023). A novel method based on Landsat 8 and MODIS satellite images to estimate monthly reference evapotranspiration in arid and semi-arid climates. *Water and Soil Management and Modeling*, 3(3),180-195. DOI: 10.22098/mmws.2023.12048.1198 DOR: 20.1001.1.27832546.1402.3.3.12.4

Received: 04 January 2023, Received in revised form: 15 January 2023, Accepted: 15 January 2023, Published online: 15 January 2023 *Water and Soil Management and Modeling*, Year 2023, Vol. 3, No. 3, pp. 180-195 Publisher: University of Mohaghegh Ardabili © Author(s)

مدلسازی و مدیریت آب و خاک





شاپا الکترونیکی: ۲۷۵۳-۲۷۸۳

روش جدید مبتنی بر تصاویر ماهوارهٔ لندست ۸ و سنجندهٔ مادیس برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در دو اقلیم خشک و نیمهخشک

حامد طالبی'، سعید صمدیان فرد^۲*، خلیل ولیزاده کامران^۳

^۱ دانشجوی دکتری، گروه مهندسی آب، دانشکده کشاورزی، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران ۲ دانشیار، گروه مهندسی آب، دانشکده کشاورزی، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران ۳ استاد، گروه سنجش از دور، دانشکده برنامهریزی و علوم محیطی، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران

چکیدہ

مدیریت آب کشاورزی و برنامهریزی آبیاری به برآورد دقیق تبخیر و تعرق مرجع (ET0) وابسته هستند. با استفاده از تصاویر ماهوارهای میتوان در مناطق فاقد ایستگاه هواشناسی، کمبود اطلاعات آب و هوایی را جبران کرد. بنابراین، در این مطالعه، الگوریتمهای جنگل تصادفی (RF) و پرسپترون چندلایه (MLP) برای برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در ایستگاههای اهواز (اقلیم خشک) و تبریز (اقلیم نیمه خشک) با استفاده از پارامترهای استخراج شده از تصاویر ماهواره لندست ۸ و سنجندهٔ مادیس اجرا شده است. لازم به ذکر است که پایگاه داده بر اساس دادههای تصاویر ماهوارهای جمع آوری شده از سال ۲۹۲۲ تا ۱۹۰۷ ایجاد شد. مهرچنین برای توسعهٔ مدلهای مذکور، از دادههای سال مای ۱۳۹۲–۱۹۰۸ (۷۵ درصد) برای آموزش مدل و دادههای سال ۲۹۳۲ تا ۱۹۰۷ ایجاد شد. همچنین برای توسعهٔ مدلهای مذکور، از دادههای سال های ۱۳۹۲–۱۹۹۸ (۵۷ درصد) برای آموزش مدل و دادههای با استفاده (ISTLand) برای آموزش مدل و دادههای سال ۲۹۳۲ تا ۱۳۹۸ ایجاد شد. همچنین برای توسعهٔ مدلهای مذکور، از دادههای سال های ۱۳۹۲–۱۹۹۸ (۲۵ درصد) برای آموزش مدل و دادههای ماورد این متغیرهای ورودی، شامل دمای سطح زمین لندست (ISTLand)، دمای شدا و مایم میتوان و رودی، شامل داده بر اساس دادههای تصاویر ماهواره ای معلو و دادههای ماور این معان در ایستگاه اور ایش مدل استفاده شد. علاوه بر این، متغیرهای ورودی، شامل داده مای سطح زمین لایم ای ای آموزش می تهایی مایسین (ISTLand) و شاحن نرمال شدی تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ مادیس (ISTLand) برای شدی تفاوت پوشش گیاهی ماهوارهٔ لندست (ISTLand) و شاحن نرمال شدی تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ مادیس (ISTLand) برای شدی تفاوت پوشش گیاهی ماهوارهٔ لندست (ISTLand) و شاحل نرمال شدی تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ مادیس (ISTLand) برای ای این دار ISTLand) برای مربع مادیس (ISTLand) به مور ای مان در این تعان و مربع ماهانه استفاده شد. عمونی معلکرد ضرب تعیین (ISTLand) برای سنجاره شدی نموز می مربع ماهانه در ایستگاه اهواز و تبریز بهترین مادهای اور ای مربع معلکرد ضرب تعیین (ISTLand) برای سنجایه هربی مربع مربع مرجع ماهانه در ایستگاه اهواز و تبریز به مرج ماهای اور ای مرود استفاده قرار گرفت. تنایع نمان داد که دقت برآورد تبخیر و تعرق مرجع مرها مدر ای مرودی مراح مردی مای ای مربع هره بران داد که دوت برآورد تبخیر و تعرق مرجع مرودی مرده مرود م

واژههای کلیدی: پرسپترون چندلایه، جنگل تصادفی، دمای سطح زمین، لندست، مادیس

نوع مقاله: پژوهشی

*مسئول مكاتبات، پست الكترونيكي: s.samadian@tabrizu.ac.ir

استناد: طالبی، حامد، صمدیان فرد، سعید، و ولیزاده کامران، خلیل (۱۴۰۲). روش جدید مبتنی بر تصاویر ماهوارهٔ لندست ۸ و سنجندهٔ مادیس برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در دو اقلیم خشک و نیمهخشک. *مدل سازی و مدیریت آب و خاک،* ۳(۳)، ۱۸۰–۱۹۵. DOI: 10.22098/mmws.2023.12048.1198 DOR: 20.1001.1.27832546.1402.3.3.12.4

> تاریخ دریافت: ۱۴۰۱/۱۰/۱۴، تاریخ بازنگری: ۱۴۰۱/۱۰/۲۵، تاریخ پذیرش: ۱۴۰۱/۱۰/۲۵، تارییخ انتشار: ۱۴۰۱/۱۰/۲۵ *مدل سازی و مدیریت آب و خاک*، سال ۱۴۰۲، دوره ۳، شماره ۳، شماره صفحه ۱۸۰ تا ۱۹۵ ناشر: دانشگاه محقق اردبیلی



۱–مقدمه

برأورد دقیق تبخیر و تعرق مرجع ((ET₀) در مدیریت آب در بخش کشاورزی بهویژه برای اقلیمهای خشک و نیمهخشک، ضروری است. تبخیر و تعرق مرجع نقش حیاتی در چرخهٔ آب و انرژی ایفا میکند و یک پیوند مهم بین فرآیندهای اکولوژیکی و هیدرولوژیکی است (2021, sattari et al., 2021). بنابراین، چگونگی برآورد دقیق تبخیر و تعرق مرجع یک مسئلهٔ اصلی برای درک چرخهٔ آب در سیستمهای پیوسته خاک-گیاه–اتمسفر است. روشهای تخمین سنتی تبخیر و تعرق مرجع عمدتاً روشهایی بر اساس اصول فیزیکی هستند، مانند پریستلی-تیلور ((, FAO-PM)) دا1972 فیزیکی هستند، مانند پریستلی-تیلور (() (, Allen et al., 1998) دارای محدودیتهای زیادی در برآورد دقیق تبخیر و تعرق مرجع در مواردی که فاقد پارامترهای هواشناسی (مانند تابش خورشیدی، مواردی که فاقد پارامترهای هواشناسی (مانند تابش خورشیدی، روست (Wu et al., 2021).

Tafi et al. (2021) روش های تجربی تخمین تبخیر و تعرق مرجع شامل روشهای مبتنی بر دما، تابش و انتقال جرم و نیز پنج مدل مختلف روش واليانتزاس از طريق مقايسه با روش فائو-پنمن-مانتیث بهعنوان روش مرجع، ارزیابی کردند. نتایج نشان داد که که از میان روشهای تجربی مبتنی بر دما، روش هارگریوز-سامانی در شش ایستگاه، روش تراجکویک در دو ایستگاه و نیز روش بلانی-کریدل در یک ایستگاه بهترین عملکرد را داشتند. از بین روشهای تجربی مبتنی بر تابش، روش جنسن-هیز در هفت ایستگاه و روش آبتیو در سه ایستگاه بهترین عملکرد را ارائه دادند. نتایج حاکی از تخمین کمتر تبخیر و تعرق گیاه مرجع توسط هر سه روش تجربی مبتنى بر انتقال جرم نسبت به روش مرجع فائو-پنمن-مانتيث بود. تکنیکهای هوش مصنوعی^۵(AL) مبتنی بر یادگیری ماشین^۶ (ML) با موفقیت در برآورد فرآیندهای پیچیده و غیرخطی در علوم طبيعي، بهويژه هيدرولوژي استفاده شده است (Koch et al., 2019). بنابراین، روشهایی مانند ML و یادگیری عمیق^۷(DL) در تخمین و پیشبینی تبخیر و تعرق مرجع محبوبیت پیدا کردهاند. Tabari et al. (2013) براى تخمين تبخير و تعرق مرجع در اقليم

نيمهخشک از شبکهٔ پرسپترون چندلايه (MLP) استفاده کردند. نتایج آنها نشان داد که مدل MLP با استفاده از تمام پارامترهای هواشناسی بهترین عملکرد را در بین سایر مدلها داشته است. Antonopoulos et al. (2017) برای برآورد تبخیر و تعرق مرجع با دادههای هواشناسی روزانه از MLP و روشهای تجربی پریستلی-تیلور، مکینک، هارگریوز و انتقال جرم استفاده کردند. نتایج أنها نشان داد که مدل MLP تبخیر و تعرق مرجع را با دقت بهتری نسبت به مدلهای تجربی با ریشهٔ میانگین مربعات خطا^۹ (RMSE) از ۰/۵۷۴ تا ۱/۳۳ میلیمتر در روز و ضریب تعیین^{۱۰} (R²) از ۹۵۵/۰ تا ۱۹۸۶ برآورد میکنند. (2019) از R² روش جنگل تصادفی⁽(RF) و رگرسیون بردار پشتیبان^۲((SVR) را در تخمین مقادیر تبخیر و تعرق مرجع روزانه در پنج منطقهٔ مرطوب چین با دادههای محدود و کامل بررسی کردند. نتایج نشان داد که با کمبود داده، روش های SVR و RF نتایج رضایت بخشی ارائه می دهند. تعداد زیادی از مطالعات در جهت تخمین تبخیر و تعرق مرجع با استفاده از دادههای زمینی متمرکز شدهاند (Panahi et al., 2016, Samadianfard and Panahi, 2019. با این حال، در مناطقی که فاقد ایستگاههای هواشناسی باشند، اطلاعات سنجش از دور امکان پر کردن چنین کمبودی را فراهم میکند. در چنین شرایطی، تصاویر ماهوارهای مؤثرترین و مقرون بهصرفهترین روش برای ارزیابی تبخیر و تعرق مرجع در مناطق وسیع هستند (Fawzy et al., 2021)

با توجه به این که تصاویر ماهوارهای از تفکیک مکانی و زمانی مناسبی برخوردار هستند، بنابراین در جهت تخمین تبخیر و تعرق مرجع میتوان از سری زمانی تصاویر ماهوارهای استفاده کرد (Hadadi et al., 2022). تخمین موفقیت آمیز تبخیر و تعرق مرجع از تصاویر ماهوارهای، راه را برای پیش بینی آن با استفاده از مدلهای هوش مصنوعی باز کرد (Talebi et al., 2023). منابع اصلی تصاویر ماهوارهای را میتوان از لندست، طیف رادیومتری تصویربرداری با وضوح متوسط (MODIS) و ماهوارهٔ جهانی سطح زمین (GLASS) بهدست آورد. دادههای سنجش از دور امکان ثبت اطلاعات بیش تر توسط تصاویر ماهوارهای را فراهم

- ⁸ Mitilayer perceptron
- ⁹ Rot mean squared error
- ¹ Coefficient of determination
- ¹ Random forest
- ¹ Support Vector Regression
- ¹ Iandsat

0

2

¹ Global Land Surface Satellite

- ³ Hargreaves and Samani
- ⁴ FAO-56 Penman-Monteith
- ⁵ Artificial intelligence
- ⁶ Machine learning
- ⁷ Deep learning

¹ Miderate Resolution Imaging Spectroradiometer

¹ Reference evapotranspiration

² Priestley–Taylor

می کند. در واقع می توان از روش سنجش از دور برای استخراج اطلاعات پوشش گیاهی و هم چنین انواع مختلف تابش استفاده کرد که برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع مفید هستند (,.Chia et al

Kim et al. (2020) با استفاده از روش های یادگیری ماشینی (ML) با محصولات تصاویر ماهوارهای سنجندهٔ مادیس و دادههای هواشناسی اقدام به بازیابی تبخیر و تعرق مرجع کردند. روش استاندارد فائو-پنمن-مونتيث براي محاسبة تبخير و تعرق مرجع بهعنوان روش مبنا مد نظر قرار گرفته است. برای بازیابی تبخیر و تعرق مرجع روزانه از چندین متغیر ورودی استفاده شده است: شاخص گیاهی تفاوت نرمال شده^(NDVI)، شاخص سطح برگ^۲ (LAI) و كسرى از تابش فعال فتوسنتزى (FPAR) از سنجنده مادیس و دمای هوا، دمای سطح زمین، دمای خاک، رطوبت نسبی و سرعت باد که از ایستگاههای هواشناسی بهدست آمده است. نتایج نشان داد که مدل تبخیر و تعرق مرجع مبتنی بر ML دارای جذر میانگین مربعات خطا (RMSE) میلیمتر در روز و ضریب تعیین (R²⁾ ۰/۸۷۰ بود. آن ها نشان دادند که رطوبت نسبی و دمای سطح زمین تأثیرگذارترین متغیرها برای مدل تبخیر و تعرق مرجع مبتنى بر ML هستند. (2018) Zhang et al. به بررسى روش تخمین تبخیر و تعرق مرجع براساس دادههای سنجش از دور پرداختند. در این روش، دادههای سنجش از دور با الگوریتمهای یادگیری ماشین ترکیب میشوند تا مدلی برای تخمین مکانی تبخیر و تعرق مرجع ایجاد کنند. در مطالعه مذکور، سه الگوریتم ماشین بردار پشتيبان^۴(SVM)، شبکهٔ عصبی پسانتشار^(BP) و سیستم استنتاج فازی عصبی تطبیقی (ANFIS) مورد آزمایش قرار گرفتند. نتایج نشان داد که روشهای یادگیری ماشین توانایی خوبی در تخمین تبخیر و تعرق مرجع دارد. همچنین، دمای سطح زمین را مى توان براى تخمين دقيق تبخير و تعرق مرجع با ضرايب تعيين بالا (R²=•/۸۹۷ –•/۹۱۵) استفاده کرد.

و برآورد تبخیر و Alipour et al. (2014) تعرق مرجع از دمای سطح زمین (LST) سنجندهٔ مادیس استفاده کردند. آنها دادههای LST را بهعنوان ورودی دو مدل داده محور

شامل شبکهٔ عصبی مصنوعی (ANN) و درخت مدل M5 برای تخمین مقادیر تبخیر و تعرق مرجع در نظر گرفتهاند و نتایج را با تبخير و تعرق مرجع بهدست آمده از معادلهٔ FAO-PM مقايسه کردند. بهطور کلی، نتایج نشان داد که هر دو مدل میتوانند به درستی تبخیر و تعرق مرجع را با استفاده از دادههای LST بهدست آمده از مادیس تخمین بزنند. با این حال، برآورد تبخیر و تعرق مرجع با استفاده از الگوریتمهای یادگیری ماشین و پارامترهای سنجش از دور در مراحل اولیه است، بنابراین ترکیب پارامترهای سنجش از دور حاصل شده از تصاویر ماهوارهای متنوع و استفاده از الگوریتمهای پیشرفتهٔ هوش مصنوعی میتواند نتایج تحقیقات را بهبود بخشند. علاوه بر این، نتایج سنجش از دور در تخمین تبخیر و تعرق مرجع در اقلیمهای مختلف و مقایسهٔ آنها یک شکاف تحقیقاتی قابل توجه است. هدف از این تحقیق، برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در دو اقلیم مختلف با استفاده از یارامترهای بهدست آمده از ماهوارهٔ لندست و سنجندهٔ مادیس و مقایسهٔ دقت برآورد آنهاست. همچنین بررسی دقت الگوریتمهای یادگیری ماشین با ترکیب ورودیهای یارامترهای ماهوارههای لندست و مادیس در برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه مورد ارزيابي قرار مي گيرد.

۲– مواد و روشها ۲–۱– منطقهٔ مورد مطالعه

با افزایش کمبود آب، بهویژه در اقلیمهای خشک و نیمهخشک، بهرهبرداری ایمن از منابع آبی برای توسعه پایدار در این اقلیمها بسیار مهم است. به اینمنظور، در پژوهش حاضر دو موقعیت مختلف زراعی اقلیمی شامل ایستگاههای اهواز و تبریز انتخاب شدند. مشخصات اقلیمی و مشخصات مکانی دو ایستگاه مذکور در جدول ۱ و نقشههای موقعیت ایستگاههای مورد مطالعه در شکل ۱ نشان داده شدهاند. بر اساس روش دومارتن اصلاح شده، اهواز جزء اقلیم خشک (Valipour, 2016) و تبریز جزء اقلیم نیمهخشک اقلیم دشک (Eslamian et al., 2011)

۲-۲- روش تحقيق

در این تحقیق بهمنظور برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در دو ایستگاه اهواز و تبریز، از الگوریتمهای جنگل تصادفی (RF) و پرسپترون چندلایه (MLP) استفاده شده است. پارامترهای ورودی از تصاویر ماهوارهٔ لندست ۸ و سنجندهٔ مادیس در بازهٔ زمانی ۱۳۹۲ تا ۱۴۰۰ انتخاب شدند. پارامترهای مورد استفاده شامل میانگین

¹ Normalized Difference Vegetation Index

² Leaf area index

³ Fraction of photosynthetically active radiation

Support vector machine

⁵ Bick-propagation neural network

⁶ Adaptive neuro fuzzy inference system

⁷ Land surface temperature

⁸ Atificial neural network

ماهانه، دمای سطح زمین لندست (LST_{Land})، دمای سطح زمین مادیس (LST_{MOD})، شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی ماهوارهٔ لندست (NDVI_{Land}) و شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ مادیس (NDVI_{MOD}) است. مجموعه دادهٔ مورد استفاده برای ساخت مدل شامل ۹۶ داده (۱۳۹۲–۱۴۰۰) است که ۷۵ درصد دادهها (۱۳۹۸–۱۳۹۲) برای مرحلهٔ آموزش و ۲۵ درصد دادهها (۱۴۰۰–۱۳۹۹) برای مرحلهٔ آزمایش تقسیم, ندی شدهاند.

برای ارزیابی دقت پارامترهای ورودی و مدلها، تبخیر و تعرق مرجع ماهانه برآورد شده با تبخیر و تعرق مرجع ماهانهٔ معادلهٔ فائو-پنمن-مانتیث مورد ارزیابی قرار گرفت. در این پژوهش، مقایسهٔ دقت مدلها با استفاده از نمودار تیلور در زبان برنامهنویسی R استفاده شد. ساختار مراحل مختلف مورد مطالعه در شکل (۲) نشان داده شده است.

جدول ۱- مشخصات ایستگاههای مورد مطالعه Table 1- Characteristics of the studied stations

اقليم	ارتفاع (متر)	طول جغرافيايي	عرض جغرافيايي	ایستگاه
خشک	22.5	48.7442°	31.3442°	اهواز
نیمه خشک	1361	46.2422°	38.1219°	تبريز



شکل ۱- موقعیت و رقوم ارتفاعی ایستگاههای مورد مطالعه Figure 1- The location and altitude of the studied stations



شکل ۲- نمودار جریانی روش برآورد تبخیر و تعرق مرجع در منطقهٔ مورد مطالعه Figure 2 -Flowchart of the model to estimate ET₀ in the study sites

مطالعات نشان داده که روش FAO-PM به عنوان دقیق ترین روش محاسباتی در شرایط مختلف آب و هوایی است (Djaman et) روش محاسباتی در شرایط مختلف آب و هوایی است (al., 2015) در این (al., 2015). بنابراین این روش برای تخمین تبخیر و تعرق در در همهٔ اقلیمها توصیه شده است (Allen et al., 1998). در این پژوهش، روش استاندارد FAO-PM برای محاسبهٔ تبخیر و تعرق مرجع ماهانه به عنوان روش مبنا مطابق رابطه (۱) مرد نظر قرار گرفته است (رابطه ۱) (Allen et al., 1998).

$$ET_{0=} \frac{0.408\Delta(R_n - G) + \gamma \frac{900}{T_{\min} + 273} U_2(e_s - e_a)}{\Delta + \gamma(1 + 0.34U_2)}$$
(1)

 Δ ،(mm day⁻¹) در این رابطه، ET₀ تبخیر و تعرق گیاه مرجع (mm day⁻¹)، Λ تابش خالص شیب منحنی فشار بخار اشباع ($^{-1}$ ° C⁻¹)، Taim خاک ($^{-1}$ MJ m⁻²) خورشیدی ($^{-1}$ MJ m⁻²)، γ ثابت سایکرومتری ($^{-1}$ γ شار حرارتی خاک ($^{-1}$)، γ ثابت سایکرومتری ($^{-1}$ ° C⁻¹))، γ ثابت سایکرومتری ($^{-1}$ در ارتفاع دو متری از سطح زمین U₂ ° C⁻¹)، U_2 فشار بخار اشباع ($^{-1}$) و e_a نیز فشار بخار واقعی ($^{-1}$) هستند.

۲–۳– پارامترهای تصاویر ماهوارهای

در این پژوهش بهمنظور برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه از دمای سطح زمین (LST) و شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی (NDVI) بهدست آمده از ماهوارهٔ لندست ۸ و سنجندهٔ مادیس استفاده شده است. فرآیند تبادل انرژی و آب بین سطح زمین و اتمسفر تحت تأثیر LST است. LST برای کاربردهای مختلفی از جمله مدلسازی هیدرولوژیکی، مدلسازی سطح زمین، مطالعات

اکولوژیکی و تحقیقات تغییرات آب و هوایی مهم است. دمایی که هنگام لمس سطح زمین احساس میشود یا دمای پوست زمین بهعنوان دمای سطح زمین نامیده میشود. بسیاری از زمینههای تحقیقاتی، مانند تغییرات آب و هوایی جهانی، چرخههای هیدرولوژیکی، کشاورزی و کاربری پوشش زمین، بهشدت به LST معیاری است که متکی هستند (Kumar et al., 2022) معیاری است که ماهوارهای اندازه گیری می کند (Kumar et al., 2020) معیاری است که یکی از پرکاربردترین شاخصهای پوشش گیاهی در سنجش از دور است. مقدار NDVI از ۱+ تا ۱– متغیر است. مقادیر مثبت و منفی به تمایز بین مناطق پوشش گیاهی و غیررویشی کمک می کند (Taloor et al., 2021).

۲-۴- معرفی ماهوارهٔ لندست ۸ و سنجندهٔ مادیس

لندست ۸ یکی از ماهوارههای سری لندست ناسا (سازمان ملی هوانوردی و فضایی) است که در ۱۱ فوریه ۲۰۱۳ به فضا پرتاب شد. این ماهواره ۱۶ روز دورهٔ چرخه تکرار دارد. در پایگاه اطلاعاتی سازمان زمین شناسی ایالات متحده'(USGS) دادههای لندست ۸ بهصورت رایگان در دسترس است. این ماهواره دارای دو سنسور است: تصویرگر زمین عملیاتی'(OLI) و سنسور حرارتی مادون قرمز (TIRS). سنسور OLI در مادو دارای دو

¹ United States Geological Survey

² **Operational land imager**

³ Thermal infrared sensor

مجموع دارای ۹ باند و هر باند با وضوح فضایی ۳۰ متر است (بهجز باند پانکروماتیک-وضوح فضایی ۱۵ متر) و سنسور TIR دارای دو باند مادون قرمز موج بلند حرارتی با وضوح فضایی ۱۰۰ متر است (Sutariya et al., 2022). دستگاه طیفسنج تصویربرداری با وضوح متوسط (MODIS) یک حس گر ماهوارهای است که توسط سازمان ملی هوانوردی و فضایی (ناسا) برای نظارت بر محیطزیست زمین بر روی ماهوارههای ترا^۱(پرتاب شده در سال ۱۹۹۹) و آکوا ^۲ (پرتاب شده در سال ۲۰۰۲) کار میکند. ترا تقریباً در ساعت ۱۰:۳۰ صبح به وقت محلى از شمال به جنوب از خط استوا مى گذرد و آكوا تقریباً در ساعت ۱:۳۰ بعدازظهر به وقت محلی، از استوا از جنوب به شمال عبور مى كند (Pagano and Durham, 1993). باندهاى متعدد حس گر مادیس قادر به تفکیک فضایی ۲۵۰ متر، ۵۰۰ متر و یک کیلومتر هستند. دسترسی به طیف گستردهای از محصولات سنجش از راه دور پرکاربرد، مانند مادیس و لندست ۸، بهراحتی از طریق برنامهٔ کاربردی گوگلارثانجین (GEE) آمکان پذیر است (Moore and Hansen, 2011). در این پژوهش از تصاویر تصحیح شده ماهوارهٔ لندست ۸ و سنجندهٔ مادیس از طریق سامانهٔ GEE استفاده شد. جدول ۲ نشان دهندهٔ اطلاعات مربوط به نام سنجنده، متغیر، ماهواره و وضوح مکانی و زمانی LST و NDVI مورد استفاده در این پژوهش است.

۲–۵– جنگل تصادفی

الگوریتم جنگل تصادفی (RF)، اولین بار توسط بریمن پیشنهاد شده (Breiman, 2001) که یک الگوریتم یادگیری ماشین مبتنی بر درخت تصمیم است. این الگوریتم بهدلیل سادگی و قابلیت استفاده، هم برای دستهبندی و هم رگرسیون مورد استفاده قرار میگیرد. در RF، درختهای تصمیم در زیرمجموعههای مختلف دادههای آموزشی برازش داده میشوند. مزیت الگوریتم RF در مقایسه با سایر الگوریتمها این است که اهمیت هر یک از متغیرهای ورودی سایر التخمین میزند. در الگوریتم RF بسیاری از متغیرهای ورودی که ممکن است به پیشبینی کمک کنند، میتوانند استفاده شوند (Chen et al., 2017).

۲-۶- پرسپترون چندلايه

شبکهٔ عصبی مصنوعی (ANN) یک سیستم پردازش اطلاعات توزیع شدهٔ موازی است که شبیه شبکههای عصبی بیولوژیکی مغز

انسان است و می تواند برای ذخیره و یادآوری دادهها، طبقه بندی الگوها، انجام نقشهبرداری کلی از الگوی ورودی به الگوی خروجی و گروهبندی الگوهای مشابه استفاده شود. شبکههای عصبی مصنوعی دو نوع فرآیند یادگیری را دنبال میکنند: نظارت شده و بدون نظارت. در یادگیری نظارت شده، شبکه با مقایسهٔ خروجی پیشبینی شده با خروجی شناخته شده، دانش را بهدست میآورد. در یادگیری بدون نظارت، شبکه برای مقایسه و یادگیری به دانش خروجی مربوطه نیاز ندارد و از طریق دورههای مکرر، الگوریتم یادگیری نقاط قوت اتصال را تنظیم میکند (Raju et al., 2006). پرسپترون چندلایه (MLP) رایجترین نوع ANN برای یادگیری نظارت شده است و بهطور گسترده برای مدلسازی فرآیندهای غیرخطی پیچیده در منابع آب و مسائل هیدرولوژی استفاده می شود (Talaee et al., 2012). این مطالعه به ارزیابی کاربرد شبکههای عصبی MLP برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع ماهانه می پردازد. یک شبکهٔ MLP پیشخور شامل یک لایه ورودی، یک لایهٔ خروجی و یک یا چند لایهٔ پنهان بین آنهاست. اتصالات بین لایهٔ ورودی و لایهٔ میانی یا پنهان حاوی وزنههایی هستند که معمولاً از طريق أموزش سيستم تعيين مي شوند. لايهٔ پنهان ورودي هاي وزني را جمع می کند و از تابع فعالسازی برای ایجاد یک مقدار خروجی استفاده می کند (Caudill and Butler, 1992). از نظر ریاضی، MLP را مى توان به صورت رابطهٔ ۲ نشان داد (MLP :(2023

$$y = f(\sum_{i=1}^{n} w_i p_i + b) \tag{(7)}$$

i = 1, 2, ..., w نشان دهندهٔ بردار وزن، p_i بردار ورودی (,..., w نسان دهندهٔ بردار وزن، p_i بردار ورودی (,..., n ایاس میزان (n), d بایاس، f تابع فعال سازی و Y خروجی است. بایاس میزان اختلاف بین خروجی واقعی و خروجی تخمین شده توسط مدل را مشخص میکند. لازم به ذکر است که در محاسبات انجام یافته، برای لایههای ورودی، پنهان و خروجی، یک لایه در نظر گرفته شده است. همچنین، محاسبات مربوط به روش شبکهٔ عصبی مصنوعی با استفاده از نرمافزار رپیدماینر انجام گرفته است.

۲–۷– توابع عملکرد

مقادیر خطای بین روشهای محاسباتی توسط پارامترهای آماری جذر میانگین مربعات (RMSE)، ضریب تعیین (R²) و ضریب نش^۴

¹ Terra

² Aqua ³ Casala Forth

³ Google Earth Engine

¹Nash–Sutcliffe efficiency

طالبی و همکاران / نشریه مدلسازی و مدیریت آب و خاک/ دوره ۳، شماره ۳، سال ۱۴۰۲، صفحات ۱۸۰ تا ۱۹۵

(NS) و با استفاده از رابطههای ۳ تا ۵ مورد بررسی قرار گرفت (Shrestha et al., 2010).

$$RMSE = \sqrt{\frac{1}{n} \sum_{i=1}^{n} (y_i - x_i)^2}$$
(7)

$$R^{2} = -\frac{\sum(y_{i} - x_{i})^{2}}{\sum(x_{i} - \overline{x_{i}})^{2}}$$
(*)

جدول ۲– اطلاعات دادههای سنجش از دور Table 2- Remote sensing data information

(۵)

وضوح زمانى	وضوح مكاني	سنجنده	ماهواره	اختصار	پارامتر
16 روز	100 متر	OLI / TIRS	لندست ۸	LST_{Land}	دمای سطح زمین لندست
16 روز	30 متر	OLI / TIRS	لندست ۸	NDVI _{Land}	شاخص نرمال شدة تفاوت پوشش گياهي لندست
8 روز	1 كيلومتر	مادیس	آكوا	LST _{MOD}	دمای سطح زمین مادیس
16 روز	250 متر	مادیس	آكوا	NDVI _{MOD}	شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی مادیس

۳- نتايج و بحث

در پژوهش حاضر، مدلهای RF و MLP با ترکیب ورودیهای مختلف دمای سطح زمین ماهوارهٔ لندست ۸، دمای سطح زمین سنجندهٔ مادیس، شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی ماهوارهٔ لندست ۸ و شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ

مادیس برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در دو ایستگاه اهواز (اقلیم خشک) و تبریز (اقلیم نیمهخشک) مورد استفاده قرار گرفته و دقت آنها ارزیابی شد. جدول ۳ معیارهای آماری حداکثر، حداقل، میانگین و انحراف معیار را برای مجموعه دادهها در اقلیمهای اهواز و تبریز است.

NS = 1 - $\left[\frac{\sum_{i=1}^{n} x_i - y_i^2}{\sum_{i=1}^{n} (x_i - y_i)^2}\right]$

در روابط فوق، n تعداد دادههای مشاهده شده، y_i مقادیر تخمینی،

مقادیر مشاهده شده و $\overline{x_i}$ میانگین مقادیر مشاهده شده هستند. x_i

انحراف معيار	ميانگين	حداقل	حداكثر	واحد	پارامتر	ایستگاه
12.52	30.15	-0.37	47.86	درجهٔ سانتیگراد	LST _{Land}	
8.41	31.76	15.46	44.57	درجهٔ سانتیگراد	LST _{MOD}	اهواز
0.13	0.36	0.08	0.57	-	NDVI _{Land}	
0.11	0.39	0.16	0.6	-	NDVI _{MOD}	
1.42	3.44	1.06	5.68	میلیمتر در ماه	ET_0	
20.21	15.86	-28.36	52.29	درجهٔ سانتیگراد	LST _{Land}	
12.87	22.81	-4.94	43.46	درجهٔ سانتیگراد	LST _{MOD}	
0.17	0.28	0	0.69	-	NDVI _{Land}	تبريز
0.16	0.35	0	0.68	-	NDVI _{MOD}	
1.18	1.92	0.36	3.90	میلیمتر در ماه	ET_0	

جدول ۳- ویژگیهای آماری دادههای مورد استفاده Table 3- Statistical characteristics of the data used

مورد بررسی است. باتوجه به شکل ۳، LST لندست و مادیس در ایستگاه اهواز بیش تر از ایستگاه تبریز است (شکل ۳). همچنین روند تغیرات LST مادیس نسبت به لندست دارای تغیرات ناگهانی کم تری است (شکل ۳ ب). باتوجه به شکل ۳ ج و د، در ماههایی از شکل ۳ نشاندهندهٔ نمودار دمای سطح زمین ماهوارهٔ لندست ۸، دمای سطح زمین سنجندهٔ مادیس، شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی ماهوارهٔ لندست ۸ و شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ مادیس بهصورت ماهانه برای سالهای

سال که در منطقهٔ مورد مطالعه کشت وجود داشته، میزان NDVI افزایش و در ماههای که زمین آیش بوده میزان این پارامتر کاهش یافته است. تغییرات ناگهانی NDVI لندست، نسبت به مادیس بیشتر است که علت آن میتواند بهدلیل مقیاس مکانی بهتر و

حساسیت زیاد ماهوارهٔ لندست نسبت به سنجندهٔ مادیس باشد. با توجه به شکل ۳ ی روند تغییرات تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در هر دو ایستگاه یکسان بوده و میزان تبخیر و تعرق مرجع در ایستگاه اهواز بیش تر از ایستگاه تبریز است.



شکل ۳– مقایسه پارامترهای ورودی برای دو ایستگاه اهواز و تبریز الف) دمای سطح زمین لندست، ب) دمای سطح زمین مادیس، ج) شاخص نرمال شده تفاوت پوشش گیاهی لندست، د) شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی مادیس و ی) تبخیر و تعرق مرجع ماهانه

Figure 3- Comparison of input parameters for two stations of Ahvaz and Tabriz a) Landsat land surface temperature, b) MODIS land surface temperature, c) Landsat normalized vegetation difference index, d) MODIS normalized vegetation difference index, and e) Monthly Reference evapotranspiration

ماهوارهٔ لندست (NDVI_{Land}) و شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ مادیس (NDVI_{MOD}). طبق جدول ۴، شش سناریوی ممکن برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع ماهانه تعریف جدول ۴ پارامترهای ورودی برای هر مدل را نشان میدهد که عبارتند از: دمای سطح زمین لندست (LST_{Land})، دمای سطح زمین مادیس (LST_{MOD})، شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی تبخیر و تعرق مرجع مشخص شود.

تعرق مرجع ماهانه بهترتیب با NDVI لندست و مادیس و LST لندست و مادیس برآورد شد تا تاثیر NDVI و LST در برآورد شده است. دو سناریوی اول بهصورت تک پارامتر (سناریوهای ۱ و ۲) و سناریوهای بعدی با دو پارامتر ورودی در نظر گرفته شد. سناریوهای ۳ و ۴ بهترتیب بر اساس پارامترهای ماهوارهٔ لندست و سنجندهٔ مادیس در نظر گرفته شد. در سناریوهای ۵ و ۶۰ تبخیر و

 Table 4- Composition of the inputs of the studied model

 مدل
 یارامترهای ورودی

 LSTLand
 1

 LSTMOD
 2

 LSTLand, NDVILand
 3

 LSTMOD, NDVIMOD
 4

 NDVILand, NDVIMOD
 5

 LSTLand, LSTMOD
 6

جدول ۴– ترکیب ورودیهای مدل مورد مطالعه Table 4- Composition of the inputs of the studied model

نتایج معیار ارزیابی برای دو مدل MLP و RF در مرحله آزمایش برای دو ایستگاه اهواز (اقلیم خشک) و تبریز (اقلیم نیمهخشک) در جدول ۵ آورده شده است. طبق نتایج بهدست آمده، برای مدل MLP و RF در ایستگاه اهواز، مقدار R² بهترتیب از ۰/۴۴۰ تا ۷/۹۷۲ و ۰/۲۷۱ تا ۰/۹۸۳ متغیر است. در ایستگاه اهواز کم ترین و بیش ترین RMSE به ترتیب ۲۷۹ (مدل RF-5) و ۱/۳۹۶ (مدل RF-4) میلیمتر در ماه است. همچنین در این ایستگاه بیشترین و کمترین مقدار NS بهترتیب ۰/۹۶۲ (مدل RF-5) و ۰/۰۴۲ (مدل RF-4) است. طبق نتایج حاصله، در برأورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه بهترین عملکرد با مدلهای MLP و RF بهترتيب MS=+/۹۴۰ و NS=+/۹۴۲، ،R²=+/۹۷۲) و NS=+/۹۴۰) و RMSE=+/۲۷۹ ،R²=+/۹۸۳) RF-4 و NS=+/۹۶۲) بهدست آمده است. طبق نتایج جدول ۵ بیشترین و کمترین مقدار R²در ایستگاه تبریز، بهترتیب برابر با ۰/۹۸۸ و ۰/۱۸۶ است. همچنین در این ایستگاه مدل MLP-4 و RF-5 بهترتیب کمترین و بیشترین RMSE را دارند. در ایستگاه تبریز، بیشترین و کمترین ضریب NS=0.012 (RF-5) و NS=0.935 (MLP-4) بەترتىب NS است. نتایج نشان داد که در ایستگاه تبریز بهترین عملکرد با مدل و RMSE=+/۲۹۹ ، R^2 =+/۹۸۸) MLP-4 و RF و MLP و RMSE=+/ $^{+}$ ۰۲ (R²=+/ $^{+}$) RF-4 و (NS=+/ $^{+}$ NS=٠/٩٣٣) است. همچنین، در این ایستگاه مدل RF-5 ضعيفترين عملكرد را در بين همه مدلها با R²=۰/۱۸۶، RMSE=۱/۱۶۹ و NS=۰/۰۱۲ دارد.

P-) شکل ۴ نمودارهای پراکندگی مقادیر تبخیر و تعرق مرجع (-P) و مقادیر تخمینی تبخیر و تعرق مرجع ماهانه بهدست آمده از

الگوریتمهای MLP و RF را با استفاده از پارامترهای ورودی در دو ایستگاه اهواز و تبریز را در طول دورهٔ مورد بررسی نشان می دهند. طبق شکل ۴، توزیع نقاط اطراف خط بهترین تناسب (۱:۱) در ایستگاه اهواز نسبت به ایستگاه تبریز در بیشتر مدلها مناسب و متقارن است. طبق نتایج، در ایستگاه اهواز کمترین همبستگی با مدل 5-MLP حاصل شده است، همچنین همبستگی سه مدل مدل 5-MLP حاصل شده است، همچنین همبستگی سه مدل را دارند (شکل ۴–الف). در ایستگاه تبریز نیز، بیشترین و کمترین را دارند (شکل ۴–الف). در ایستگاه تبریز نسبت به ایستگاه اهواز در R² با مدل MLP بهترتیب 4-PLM و 5-MLP است. مقدار ضریب R² با مدل MLP بهترتیب 4-MLP و 5-MLP است. مقدار ضریب مهم سناریوها، بهجز سناریوی ۴ کمتر است. در مقایسه پراکندگی نقاط اطراف خط بهترین تناسب (۱:۱) در هر دو ایستگاه با مدل MLP، در ایستگاه اهواز توزیع نقاط تقارن مناسبی دارد (شکل ۴ الف-ب).

مدل RF در همهٔ سناریوها در ایستگاه اهواز عملکرد بهتری نسبت به ایستگاه تبریز دارد. در ایستگاههای اهواز و تبریز بیش ترین و کم ترین ^R2، با مدل RF به ترتیب 4-RF و 75-RF است. بنابراین سناریوی ۴ با ورودیهای NDVI و LST سنجندهٔ مادیس بهتر از سایر سناریوهاست. هم چنین سناریوی ۵ با ورودی NDVI مادیس و لندست کم ترین ضریب تعیین را در بین همهٔ سناریوها دارد. (2021) Yurtseven and Serengil به بررسی سناریوها دارد. (2021) به ماشین بردار پشتیبان دقت مدلهای پرسپترون چندلایه (MLP)، ماشین بردار پشتیبان (SVM)، جنگل تصادفی (RF) و رگرسیون خطی چندگانه (SVM) برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع در منطقهٔ نیمه خشک آناتولی ترکیه پرداختند. طبق نتایج آنها، مدل MLP و SVS در مناطق ترکیب دادههای ورودی مختلف به این نتیجه رسیدند که مدل RF بهعنوان روشی بهتر در برآورد تبخیر و تعرق مرجع برای اقلیمهای خشک است. نیمهخشک بهتر از سایر مدلها عمل کردند. همچنین، Wu et al. (2020) با استفاده از دادههای ایستگاه هواشناسی به بررسی دقت برآورد تبخیر و تعرق مرجع در اقلیم خشک با مدل RF با استفاده از

NS	RMSE	\mathbb{R}^2	NS	RMSE	\mathbb{R}^2	
	ایستگاه تبریز (اقلیم نیمهخشک)			ایستگاه اهواز (اقلیم خشک)		
0.552	0.782	0.745	0.673	0.816	0.854	MLP-1
0.919	0.332	0.961	0.936	0.360	0.972	MLP-2
0.367	0.930	0.732	0.757	0.703	0.876	MLP-3
0.935	0.299	0.988	0.939	0.352	0.972	MLP-4
0.153	1.076	0.392	0.189	1.284	0.440	MLP-5
0.918	0.335	0.967	0.940	0.348	0.972	MLP-6
0.491	0.834	0.724	0.593	0.910	0.790	RF-1
0.886	0.395	0.946	0.948	0.327	0.977	RF-2
0.588	0.750	0.795	0.742	0.752	0.863	RF-3
0.933	0.302	0.979	0.962	0.279	0.983	RF-4
0.012	1.169	0.186	0.042	1.396	0.271	RF-5
0.914	0.344	0.960	0.953	0.310	0.980	RF-6

جدول ۵– نتایج آماری برای ایستگاه اهواز و تبریز بر اساس مدل MLP و RF Table 5- Statistical results for Ahvaz and Tabriz stations based on MLP and RF models

نمودار تیلور برای بررسی عملکرد هر دو مدل MLP و RF در هر دو ایستگاه اهواز و تبریز مورد استفاده قرار گرفت (شکل ۵ الف-ب). مربع قرمز در محور X نمودار تيلور نشان دهندهٔ تبخير و تعرق مرجع ماهانه P-M است. به طور کلی مدل های نزدیک به مربع قرمز بهتر در نظر گرفته می شوند. در ایستگاه اهواز و تبریز بهترتیب مدل RF-4 و MLP-4 و MLP-4 و RF-4 مادیس، بهترین عملکرد را در برآورد تبخیر و تعرق مرجع دارد. همچنین در هر دو ایستگاه مدلهای MLP-5 و RF-5 با ورودیهای NDVI مادیس و لندست ضعيفترين عملكرد را دارند. در مقايسهٔ تركيب LST و NDVI ماهوارهٔ لندست (سناریوی ۳) و سنجندهٔ مادیس (سناریوی ۴) مشاهده شد که نتایج حاصله با ورودیهای ماهوارهٔ مادیس در هر دو ایستگاه نتایج قابل قبولتری را ثبت کردند. همچنین با مقایسه بین LST لندست (سناریوی ۱) و مادیس (سناریوی ۲) نتیجه گیری شد که در هر دو مدل RF و MLP در هر دو ایستگاه نتایج بهدست آمده از سناریوی ۲ بهتر از سناریوی ۱ است. در نتیجه برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه با پارامترهای ورودی سنجندهٔ مادیس بهتر از ماهوارهٔ لندست ۸ است.

انطباق بهتر تصاویر سنجندهٔ مادیس با لندست ۸ در برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه احتمالاً به این دلیل است که، تصاویر لندست ۸ پيکسلهاي کوچکتري نسبت به سنجندهٔ ماديس دارند و اين باعث می شود که تصاویر ماهوارهٔ لندست از روند رشد گیاه نسبت به سنجندهٔ مادیس تاثیر بیشتری بگیرد، این در حالی است که تبخیر و تعرق مرجع حاصله از معادلهٔ P-M با فرض گیاه مرجع (یونجه یا چمن) با آب کافی (بدون تنش) و بدون در نظر گرفتن دورهٔ رشد گیاه مرجع، تبخیر و تعرق مرجع را حساب میکند. بنابراین تصاویر سنجندة ماديس نسبت به تصاوير ماهوارة لندست كمتر تحت تاثير روند رشد گیاه قرار گرفته و نتایج بهتری را ثبت کرده است. در پژوهشی (Nouri et al., (2017) به بررسی دقت تخمین تبخیر و تعرق واقعى با استفاده از الگوريتم تعادل انرژى سطح زمين (SEBAL) در تصاویر لندست و مادیس پرداختند. طبق نتایج آنها، سنجندهٔ مادیس نسبت به لندست ۸ با دقت بالا تبخیر و تعرق را محاسبه کرده است؛ بهطوریکه RMSE=۱/۰۰۴ و MBE=+/۰۰۳۳ (میانگین انحراف خطا) بهدست آمده که با نتایج اين تحقيق همسو است.



شکل ۴- نمودارهای پراکندگی مقادیر مشاهده شده و برآورد شده ET₀ ماهانه با مدل MLP و RF در ایستگاههای اهواز و تبریز الف) مدل MLP ایستگاه اهواز، ب) مدل MLP ایستگاه » تبریز، ج) مدل RF ایستگاه اهواز و د) مدل RF ایستگاه تبریز

 $\label{eq:station} Figure \ 4 \ - \ Scatter \ plots \ of \ the \ observed \ and \ estimated \ ET_0 \ model \ with \ MLP \ and \ RF \ models \ in \ Ahvaz \ and \ Tabriz \ station \ a) \ MLP \ model \ of \ Ahvaz \ station, \ b) \ MLP \ model \ of \ Tabriz \ station, \ c) \ RF \ model \ of \ Ahvaz \ station, \ and \ d) \ RF \ model \ of \ Tabriz \ station \ and \ a$

۴- نتیجهگیری

برآورد تبخیر و تعرق مرجع (ET₀)، در فعالیتهای کشاورزی بسیار مهم است. از طریق دادههای ماهوارهای اکنون میتوان به بینشهای جدیدی در زمینه کشاورزی دست یافت. در این پژوهش، تخمین تبخیر و تعرق مرجع ماهانه برای زمینهای زراعی اهواز (اقلیم خشک) و تبریز (اقلیم نیمه خشک) بر اساس مدلهای RF و (اقلیم خشک) و تبریز (اقلیم نیمه خشک) بر اساس مدلهای RF و رازله شدند. پارامترهای مورد استفاده شامل دمای سطح زمین لندست (LST_{MOD})، دمای سطح زمین مادیس (NDVI_{Land})، شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی ماهوارهٔ لندست (NDVI_{Land}) و شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش گیاهی سنجندهٔ مادیس (NDVI_{MOD})

دقت برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در ایستگاه اهواز (اقلیم خشک) و تبریز (اقلیم نیمه خشک) با سناریوی ۴ شامل پارامترهای ورودی LST_{MOD} و NDVI_{MOD} بهتر از سایر سناریوهای مورد بررسی است.

در برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه با استفاده از تک پارامتر
 ورودی شامل LST_{Land} (سناریوی ۱) و LST_{MOD} (سناریوی ۲)، در

منابع

پناهی، سهیلا، کرباسی، مسعود، و نیکبخت، جعفر (۱۳۹۵). پیش بینی تبخیر و تعرق مرجع با استفاده از شبکههای عصبی مصنوعی RBF ۵SVM و MLP. *محیط زیست و مهندسی آب*، ۲(۱)، –۶۳ ۵۱.

دهقانی، تهمینه، احمدپری، هدیه، و امینی، عطا (۱۴۰۲). ارزیابی تغییرات کاربری اراضی با استفاده از تصاویر ماهوارهای چند طیفی و شبکه عصبی مصنوعی. مدل سازی و مدیریت آب و خاک، ۳(۲)، ۱۸–۳۵. doi:10.22098/mmws.2022.11279.1114

empirical equations using limited input climate variables. *Computers and Electronics in Agriculture*, 132, 86-96. doi:10.1016/j.compag.2016.11.011

- Breiman, L. (2001). Random forests. *Machine Learning*, 45(1), 5-32. doi:10.1023/A:1010933404324
- Caudill, M., & Butler, C. (1992). Understanding neural networks; Computer Explorations. MIT press.
- Chen, G., Long, T., Xiong, J., & Bai, Y. (2017). Multiple random forests modelling for urban water consumption forecasting. *Water Resources Management*, 31(15), 4715-4729.

هر دو ایستگاه اهواز و تبریز با هر دو مدل MLP و RF سناریوی ۲ عملکرد بهتری داشت.

– برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در ایستگاه اهواز و تبریز بهترتیب با مدل RF-4 و MLP-4 با پارامترهای ورودی LST_{MOD} و NDVI_{MOD} (سناریوی ۴) بهترین عملکرد را داشته است.

در مقایسهٔ سناریوی ۵ (NDVI_{Land}, NDVI_{MOD}) و سناریوی ۶ (NDVI_{Land}, LST_{MOD}) و سناریوی ۶ (LST_{Land}, LST_{MOD})
 بهترین عملکرد را در برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه داشته است.
 در مقایسهٔ برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه در هر دو اقلیم خشک و نیمهخشک، بهترین عملکرد با ضریب تعیین بالا با مدل MLP در اقلیم نیمهخشک حاصل شد.

با توجه به نتایج بهدست آمده، برآورد تبخیر و تعرق مرجع ماهانه
 با استفاده از دمای سطح زمین و شاخص نرمال شدهٔ تفاوت پوشش
 گیاهی بهدست آمده از سنجندهٔ مادیس نسبت به تصاویر ماهوارهٔ
 لندست ۸ دقت مناسبی در اقلیم خشک و نیمهخشک داشته است و
 در اقلیمهای مشابه می تواند مورد استفاده قرار بگیرد.

- صمدیان فرد، سعید، و پناهی، سولماز (۱۳۹۷). برآورد تبخیر-تعرق مرجع روزانه با استفاده از روشهای داده کاوی رگرسیون بردار پشتیبان و مدل درختی M5. پژوهشنامه مدیریت حوزه آبخیز، (۱۸)۹، ۱۵۷doi:10.29252/jwmr.9.18.157 .۱۶۷
- طافی، شکور، پیغان، خشایار، باقری خانقاهی، مرضیه، صالحیپور باورصاد، تارا، و سلطانی محمدی، امیر (۱۴۰۰). ارزیابی چهارده روش تخمین تبخیر و تعرق گیاه مرجع (مطالعه موردی: استان مازندران). *آبیاری و زهکشی /یران،* ۵۱(۳)، ۵۱۰–۵۲۰. dor:20.1001.1.20087942.1400.15.3.3.7

References

- Alipour, A., Yarahmadi, J., & Mahdavi, M. (2014). Comparative study of M5 model tree and artificial neural network in estimating reference evapotranspiration using MODIS products. *Journal of Climatology*,11(42), 16-50. doi:10.1155/2014/839205
- Allen, R.G., Pereira, L.S., Raes, D., & Smith, M. (1998). Crop evapotranspiration-Guidelines for computing crop water requirements- FAO Irrigation and Drainage paper 56. Fao, Rome, 300(9).
- Antonopoulos, V.Z., & Antonopoulos, A.V. (2017). Daily reference evapotranspiration estimates by artificial neural networks technique and

doi:10.1007/s11269-017-1774-7

- Chia, M. Y., Huang, Y. F., Koo, C.H., & Fung, K.F. (2020). Recent advances in evapotranspiration estimation using artificial intelligence approaches with a focus on hybridization techniques—a review. *Agronomy*, 10(1), 101. doi:10.3390/agronomy10010101
- Dehghani, T., Ahmadpari, H., & Amini, A. (2022). Assessment of land use changes using multispectral satellite images and artificial neural network. *Water and Soil Management and Modelling*, 3(2), 18-35. doi:10.22098/mmws.2022.11279.1114 [In Persian]
- Djaman, K., Balde, A.B., Sow, A., Muller, B., Irmak, S., N'Diaye, M.K., & Saito, K. (2015). Evaluation of sixteen reference evapotranspiration methods under sahelian conditions in the Senegal River Valley. *Journal* of Hydrology: regional studies, 60(1), 139-159. doi:10.1016/j.ejrh.2015.02.002
- Eslamian, S., Khordadi, M.J., & Abedi-Koupai, J. (2011). Effects of variations in climatic parameters on evapotranspiration in the arid and semi-arid regions. *Global and Planetary Change*, 78(3-4), 188-194. doi:10.1016/j.gloplacha.2011.07.001
- Fawzy, H. E.D., Sakr, A., El-Enany, M., & Moghazy, H.M. (2021). Spatiotemporal assessment of actual evapotranspiration using satellite remote sensing technique in the Nile Delta, Egypt. *Alexandria Engineering Journal*, 60(1), 1421-1432. doi:10.1016/j.aej.2020.11.001
- Hadadi, F., Moazenzadeh, R., & Mohammadi, B. (2022). Estimation of actual evapotranspiration: A novel hybrid method based on remote sensing and artificial intelligence. *Journal of Hydrology*, 609, 127774. doi:10.1016/j.jhydrol.2022.127774
- Hargreaves, G.H., & Samani, Z.A. (1985). Reference crop evapotranspiration from temperature. *Applied Engineering in Agriculture*, 1(2), 96-99. doi: 10.13031/2013.26773
- Huang, G., Wu, L., Ma, X., Zhang, W., Fan, J., Yu, X., Zhou, H. (2019). Evaluation of CatBoost method for prediction of reference evapotranspiration in humid regions. *Journal of Hydrology*, 574, 1029-1041. doi:10.1016/j.jhydrol.2019.04.085
- Kim, N., Kim, K., Lee, S., Cho, J., & Lee, Y. (2020). Retrieval of daily reference evapotranspiration for croplands in South Korea using machine learning with satellite images and numerical weather prediction data. *Remote Sensing*, 12(21), 364. doi:10.3390/rs12213642
- Koch, J., Berger, H., Henriksen, H. J., & Sonnenborg, T.O. (2019). Modelling of the shallow water

table at high spatial resolution using random forests. *Hydrology and Earth System Sciences*, 23(11), 4603-4619. doi:10.5194/hess-23-4603-2019

- Kumar, B.P., Babu, K.R., Anusha, B., & Rajasekhar, M. (2022). Geo-environmental Monitoring and Assessment of Land Degradation and Desertification in the Semi-arid regions using Landsat 8 OLI/TIRS, LST, and NDVI approach. *Environmental Challenges*, 8, 100578. doi:10.1016/j.envc.2022.100578
- Kumar, B.P., Babu, K.R., Ramachandra, M., Krupavathi, C., Swamy, B. N., Sreenivasulu, Y., & Rajasekhar, M. (2020). Data on identification of desertified regions in Anantapur district, Southern India by NDVI approach using remote sensing and GIS. *Data in Brief*, 30, 105560. doi:10.1016/j.dib.2020.105560
- Moore, R., & Hansen, M. (2011). Google Earth Engine: a new cloud-computing platform for global-scale earth observation data and analysis. AGU Fall Meeting Abstracts.
- Nouri, H., Faramarzi, M., Sobhani, B., & Sadeghi, S. (2017). Estimation of evapotranspiration based on surface energy balance algorithm for land (SEBAL) using Landsat 8 and MODIS images. *Applied Ecology and Environmental Research*, 15(4), 1971-1982. doi: 10.15666/aeer/1504_19711982
- Pagano, T.S., & Durham, R.M. (1993). Moderate resolution imaging spectroradiometer (MODIS). Sensor Systems for the Early Earth Observing System Platforms, 31(15). doi: 10.1117/12.152835
- Panahi, S., Karbasi, M., & Nikbakht, J. (2016). Forecasting of Reference Evapotranspiration using MLP, RBF, and SVM Neural Networks. *Environment and Water Engineering*, 2(1), 51-63. [In Persian]
- Priestley, C.H.B., & Taylor, R.J. (1972). On the assessment of surface heat flux and evaporation using large-scale parameters. *Monthly Weather Review*, 100(2), 81-92. doi:10.1175/1520-0493(1972)100<0081:OTAOSH>2.3.CO;2
- Raju, K.S., Kumar, D.N., & Duckstein, L. (2006). Artificial neural networks and multicriterion analysis for sustainable irrigation planning. *Computers & Operations Research*, 33(4), 1138-1153. doi:10.1016/j.cor.2004.09.010
- Samadianfard, S., & Panahi, S. (2019). Estimating daily reference evapotranspiration using data mining methods of support vector regression and M5 model tree. *Journal of Watershed Management Research*, 9(18), 157-167. doi:10.29252/jwmr.9.18.157 [In Persian]

Sattari, M.T., Apaydin, H., Band, S.S., Mosavi, A., &

Prasad, R. (2021). Comparative analysis of kernel-based versus ANN and deep learning methods in monthly reference evapotranspiration estimation. *Hydrology and Earth System Sciences*, 25(2), 603-618. doi:10.5194/hess-25-603-2021

- Shrestha, N., Geerts, S., Raes, D., Horemans, S., Soentjens, S., Maupas, F., & Clouet, P. (2010). Yield response of sugar beets to water stress under Western European conditions. *Agricultural Water Management*, 97(2), 346-350. doi:10.1016/j.agwat.2009.10.005
- Sutariya, S., Ankur, H., & Tiwari, M. (2022). Development of Modeler for Automated Mapping of Land Surface Temperature Using GIS and LANDSAT-8 Satellite Imagery. *International Journal of Environment and Geoinformatics*, 9(2), 54-59. doi: 10.30897/ijegeo.820
- Tabari, H., & Hosseinzadeh Talaee, P. (2013). Multilayer perceptron for reference evapotranspiration estimation in a semiarid region. *Neural Computing and Applications*, 23(2), 341-348. doi:10.1007/s00521-012-0904-7
- Tafi, S., Peyghan, K., Bagheri Khaneghahi, M., Salehipour Bavarsad, T., & Soltani Mohamadi, A. (2021). Evaluation of fourteen methods of estimation reference evapotranspiration (Case study: Mazandaran Province). *Iranian Journal of Irrigation & Drainage*, 3(15), 510-520 (in Persian). dor:20.1001.1.20087942.1400.15.3.3.7
- Talaee, P.H., Heydari, M., Fathi, P., Marofi, S., & Tabari, H. (2012). Numerical model and computational intelligence approaches for estimating flow through rockfill dam. *Journal of Hydrologic Engineering*, 17(4), 528-536. doi:10.1061/(ASCE)HE.1943-5584.0000446
- Talebi, H., Samadianfard, S., & Kamran, K.V. (2023). Investigating the roles of different extracted parameters from satellite images in improving the accuracy of daily reference evapotranspiration estimation. *Applied Water Science*, 13(2), 1-11. doi:10.1007/s13201-022-01862-6
- Taloor, A.K., Kothyari, G.C., Manhas, D.S., Bisht, H., Mehta, P., Sharma, M., Mahajan, S., Roy, S., Singh, A.K., & Ali, S. (2021). Spatio-temporal changes in the Machoi glacier Zanskar Himalaya India using geospatial technology. *Quaternary Science Advances*, 4, 100031. doi:10.1016/j.qsa.2021.100031
- Valipour, M. (2016). How much meteorological information is necessary to achieve reliable accuracy for rainfall estimations?. *Agriculture*, 6(4), 53. doi:10.3390/agriculture6040053
- Wu, L., Peng, Y., Fan, J., Wang, Y., & Huang, G.

(2021). A novel kernel extreme learning machine model coupled with K-means clustering and firefly algorithm for estimating monthly reference evapotranspiration in parallel computation. *Agricultural Water Management*, 245, 106624. doi:10.1016/j.agwat.2020.106624

- Wu, M., Feng, Q., Wen, X., Deo, R.C., Yin, Z., Yang, L., & Sheng, D. (2020). Random forest predictive model development with uncertainty analysis capability for the estimation of evapotranspiration in an arid oasis region. *Hydrology Research*, 51(4), 648-665. doi:10.2166/nh.2020.012
- Yurtseven, I., & Serengil, Y. (2021). Comparison of different empirical methods and data-driven models for estimating reference evapotranspiration in semi-arid Central Anatolian Region of Turkey. *Arabian Journal of Geosciences*, 14(19), 1-28. doi:10.1007/s12517-021-08150-8
- Zhang, Z., Gong, Y., & Wang, Z. (2018). Accessible remote sensing data based reference evapotranspiration estimation modelling. *Agricultural Water Management*, 210, 59-69. doi:10.1016/j.agwat.2018.07.039

۱۹۵