

برآورد تبخیر و تعرق مرجع با استفاده از تصاویر ماهواره نوا و مدل درختی M5 برای شبکه‌های آبیاری - مطالعه موردی شبکه آبیاری قزوین

*^۱ محمد امین مرادی و علی رحیمی‌خوب

(تاریخ دریافت: ۱۳۹۰/۱۲/۱۰؛ تاریخ پذیرش: ۱۳۹۱/۵/۲۳)

چکیده

تبخیر و تعرق مرجع (ET_0) یکی از پارامترهای لازم برای تعیین آب مورد نیاز و برنامه‌ریزی آبیاری گیاهان است. در این تحقیق، روشی ارائه شد که این پارامتر در شبکه‌های آبیاری با استفاده از تصاویر ماهواره نوا برآورد شود. در این روش، برای هر تصویر، یک پیکسل از مجموعه پیکسل‌های محدوده شبکه آبیاری با بیشترین شاخص پوشش گیاهی انتخاب شد و دمای سطح آن به همراه پارامتر تابش فرا زمینی به عنوان ورودی مدل تبخیر و تعرق استفاده می‌شود. مدل درختی M5 برای تبدیل دمای سطح زمین و تابش فرا زمینی به ET_0 به کار رفت. شبکه مورد مطالعه این تحقیق شبکه آبیاری قزوین بود. تعداد ۲۳۱ تصویر ماهواره نوا مربوط به فصل آبیاری شبکه قزوین برای یک دوره ۳ ساله استفاده شد. نتایج نشان داد که ET_0 با استفاده از مدل تدوین شده و داده‌های اختصاص داده شده برای آزمون، با ضریب تعیین (R^2)، درصد جذر میانگین مربع خطای (RMSE) و درصد میانگین انحراف خطای (MBE) به ترتیب برابر ۸۱/۰، ۵/۸ و ۵/۲ درصد برآورد شده است.

واژه‌های کلیدی: تصاویر ماهواره‌ای، دمای سطح زمین، تابش فرا زمینی، پنمون-مانیث

۱. گروه مهندسی آبیاری و زهکشی، پردیس ابوریحان، دانشگاه تهران
* : مسئول مکاتبات، پست الکترونیکی: akhob@ut.ac.ir

مقدمه

پارامترهای هواشناسی و همچنین تبخیر و تعرق می‌تواند با استفاده از شاخص پوشش گیاهی و دمای سطح زمین با دقت مطلوبی برآورد شوند. در تحقیقی در استان خوزستان، بیشینه دمای هوا با استفاده از داده‌های ماهواره نوا و به کمک مدل شبکه عصبی با دقت مطلوبی به دست آمد (۱). معادله FAO-PM برای یکی از مناطق نیمه مرطوب آرژانتین به یک معادله ساده خطی که ورودی آن دمای سطح زمین است، تبدیل شد (۱۴). ضرایب این معادله تابع پارامترهای آئیرودینامیک هوا و تابش رسانیده به زمین است و برای منطقه‌ای در آرژانتین نشان داده شد که در طول سال تقریباً ثابتند و ET_0 فقط با استفاده از دمای سطح زمین با دقت $0^{\circ}/6^{\circ}$ میلی‌متر در روز برآورد شد.

پارامتر دمای سطح زمین به دست آمده از تصاویر مودیس به عنوان ورودی در سه معادله تجربی مبتنی بر دمای هوا شامل هارگریوز، تورنت وایت و بلینی - کریدل در منطقه‌ای در کنیا مورد بررسی قرار گرفت (۸). نتایج این بررسی نشان داد، وقتی دمای سطح زمین به جای دمای هوا در این مدل‌ها استفاده شود، مدل هارگریوز بهترین نتیجه را ارائه می‌دهد که در آن ET_0 با دقت $0^{\circ}/47^{\circ}$ میلی‌متر در روز برآورد شد.

در سال‌های اخیر مدل‌های هوشمند به عنوان روش‌های جدید برای مدل‌سازی روابط پیچیده مورد استفاده قرار گرفته‌اند. از جمله این مدل‌ها، شبکه‌های تصمیم‌گیری درختی است که در سایر علوم مهندسی کاربرد زیادی پیدا کرده است. درختان تصمیم‌گیری نسل جدید داده کاوی است و از آن برای کشف و استخراج دانش استفاده می‌شود. داده‌ها براساس روابط موجود در یک مجموعه داده با استفاده از شبکه درختی به گروه‌هایی تقسیم‌بندی می‌شود. مدل درختی M5، از یک معادله رگرسیون خطی برای ارتباط بین متغیرهای مدل در آخرین گروه از یک شبکه درختی استفاده می‌کند. این مدل برای تبدیل چهار پارامتر تابش خورشیدی، متوسط دمای هوا، متوسط رطوبت نسبی و متوسط سرعت باد به ET_0 در منطقه کالیفرنیا آمریکا مورد بررسی قرار گرفت و نتایج مطلوبی در مقایسه با معادلات FAO-PM و هارگریوز ارائه داد (۱۱).

تبخیر و تعرق گیاه مرجع (ET_0) یکی از پارامترهای مهم برای برآورد نیاز آبی و برنامه‌ریزی آبیاری گیاهان است. اندازه‌گیری مستقیم این پارامتر به وسیله لایسیمتر با دقت زیادی تعیین می‌شود، ولی به دلیل هزینه زیاد خرید آن و آزمایش‌های زمان‌بر از معادلات و روابط مبتنی بر داده‌های هواشناسی استفاده می‌شود. براساس تحقیقات کارشناسان سازمان فائقو (FAO)، معادله تبخیر و تعرق پنمن- مانتیث که براساس مفاهیم فیزیکی تدوین شده، دقیق‌ترین نتایج را برای تمام شرایط آب و هوایی ارائه می‌دهد (۲). این سازمان با توجه به خصوصیات تعریف شده برای گیاه مرجع، این معادله (با علامت FAO-PM) را برای گیاه مرجع فرموله کرده و آن را به عنوان معادله استاندارد برای تعیین ET_0 و واسنجی معادلات ساده تبخیر و تعرق معرفی کرده است.

برای تعیین ET_0 با استفاده از معادله FAO-PM و یا سایر معادلات تجربی نیاز به داده‌های ایستگاه‌های هواشناسی است. داده‌های ایستگاه‌های هواشناسی و ET_0 حساب شده با استفاده از این داده‌ها از نوع مکانی نقطه‌ای هستند و به عبارتی فقط در محدوده نزدیک ایستگاه‌ها اعتبار دارند. پیشرفت فناوری سنجش از دور و نرم‌افزارهای پردازش تصاویر ماهواره‌ای، دسترسی به خصوصیات پدیده‌های زمینی را به صورت گسترده از نظر مکانی و زمانی فراهم کرده است. خصوصیات و ویژگی‌های سطح زمین با استفاده از باندهای مختلف سنجنده ماهواره‌ها قابل تعیین است. شاخص تفاضل نرمال شده پوشش گیاهی (NDVI) یکی از شاخص‌هایی است که با استفاده از باندهای فوق برای تعیین تراکم پوشش گیاهی استفاده می‌شود. مقدار این شاخص از نظر تئوری بین -1 تا $+1$ بوده که عدد منفی مؤید پوشش ابری، وجود آب یا برف است. عدد مثبت نزدیک صفر نشان دهنده اراضی بایر و فاقد پوشش گیاهی و بیشتر از $0^{\circ}/5^{\circ}$ نشان دهنده تراکم زیاد پوشش گیاهی است (۷). دمای سطح زمین با استفاده از باندهای حرارتی ماهواره‌ها تا دقت 2 درجه سانتی‌گراد برآورد می‌شود. تحقیقات نشان داده که

داده‌های هواشناسی

ایستگاه هواشناسی قزوین در داخل شبکه آبیاری قزوین قرار گرفته و داده‌های روزانه این ایستگاه به مدت سه سال (از سال‌های ۲۰۰۶ تا ۲۰۰۸) برای برآورد ET_0 با استفاده از معادله FAO-PM مورد استفاده قرار گرفت. این داده‌ها شامل دمای حداکثر و حداقل ماکزیمم، رطوبت نسبی، سرعت باد و ساعات آفتابی هستند.

داده‌های ماهواره نوا

سنجدنده AVHRR ماهواره نوا، تابش منعکس شده و حرارت ساطع شده از سطح زمین را در پنج باند اندازه‌گیری می‌کند. باندهای مرئی ($0.58-0.68$ میکرومتر)، مادون قرمز نزدیک ($0.725-0.775$ میکرومتر)، مادون قرمز میانی ($0.55-0.58$) و دو تا مادون قرمز حرارتی ($10.3-11.3$ میکرومتر) و دو تا مادون قرمز حرارتی ($11.3-12.5$ میکرومتر) ۵ باند سنجدنده AVHRR را تشکیل می‌دهند. ابعاد پیکسل‌های تصویر ماهواره نوا حدود ۱ کیلومترمربع در نقطه نadir (Nadir) برای تمام باندها است. این ماهواره یک منطقه معین را ۲ بار در هر شبانه روز (یک بار در روز و یک بار در شب) تصویربرداری می‌کند.

در این تحقیق ۲۳۱ تصویر روز و بدون پوشش ابر ماهواره نوا به مدت ۳ سال (۲۰۰۶ تا ۲۰۰۸) از ماههای مه تا سپتامبر (ارديبهشت تا شهریور) از پایگاه اينترنتي www.class.ncdc.noaa.gov اخذ گردید. فصل کشاورزی، صاف و بدون ابر بودن هوا که برای مطالعات سنجش از دور ماهواره‌ای مناسب است، علت انتخاب ماههای فوق بوده است و لذا نتایج این بررسی برای این دوره زمانی که مصادف با ماههای فصل آبیاری استان قزوین است، صادق می‌باشد. زمان گذر تصاویر فوق بین ۱۲ تا ۲ بعد از ظهر به وقت ایران است.

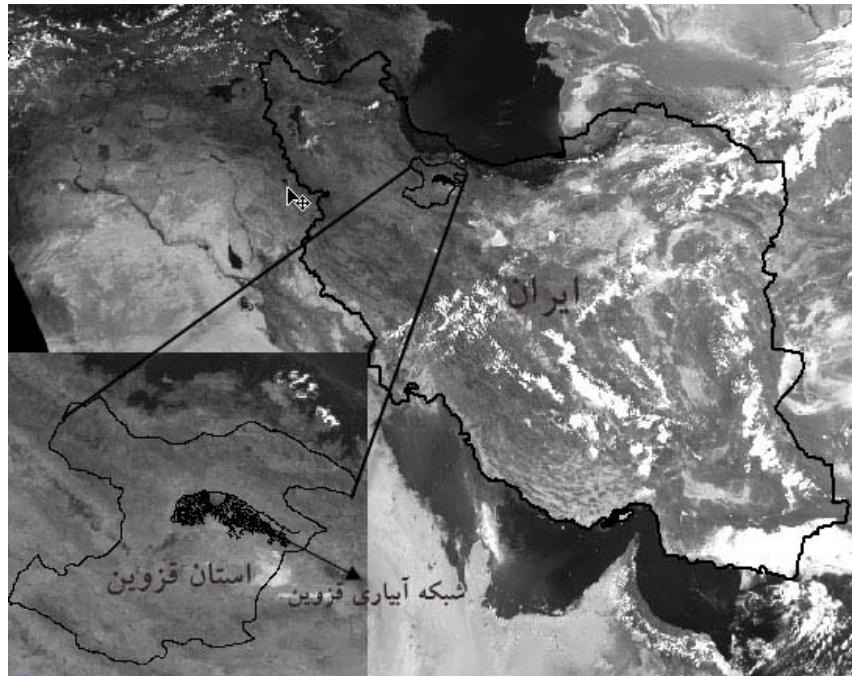
هر فایل تصویر ماهواره نوا، شامل اعداد رقومی پیکسل‌ها، ضرایب واسنجی و یک سری مختصات نقاط کنترل زمینی و مداری ماهواره‌اند. ضرایب واسنجی برای تبدیل اعداد رقومی باندهای مرئی ۱ و ۲ به آلبیدو (بر حسب درصد) و باندهای ۳،

در این تحقیق، برای نخستین بار روشنی ارائه شده که ET_0 با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای در شبکه‌های آبیاری ایران تعیین شود. برای برآورد ET_0 در شبکه‌های آبیاری باید داده‌های ورودی آن از محدوده شبکه و برآمده از یک سطح پوشش گیاهی بدون تنش آبی باشد. پر واضح است که در زمان تصویربرداری ماهواره، به جز مزارع تازه آبیاری شده، بقیه مزارع در شرایط حداکثر تبخیر و تعرق نیستند. در این تحقیق، یک پیکسل از مجموعه پیکسل‌های تصویر ماهواره‌ای یک شبکه آبیاری که شرایط بدون تنش آبی را داشته باشد، به عنوان پیکسل مرجع انتخاب و دمای سطح پوشش آن به همراه پارامتر تابش فرازمینی (Ra) برای ورودی مدل ET_0 استفاده شدند. تابش فرازمینی نشان دهنده مقدار انرژی است که به سطح فرقانی جو می‌رسد و تابعی از روز شمار سال و عرض جغرافیایی است و به اندازه‌گیری نیاز ندارد. با توجه به این که بخشی از تابش فرازمینی که به زمین می‌رسد، انرژی لازم برای تبخیر و تعرق را فراهم می‌کند، در اغلب مدل‌های تبخیر و تعرق به عنوان یکی از پارامترهای ورودی استفاده می‌شود. در این تحقیق، مدل درختی M5 برای تبدیل دمای سطح زمین پیکسل مرجع و تابش فرازمینی به ET_0 استفاده شده است.

مواد و روش‌ها

معرفی منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه این تحقیق شبکه آبیاری قزوین انتخاب شده است. این شبکه یکی از مدرن‌ترین شبکه‌های موجود در کشور بوده و قدمت ۴۰ ساله دارد. شبکه آبیاری قزوین حدود ۸۰ هزار هکتار وسعت دارد و از مجموعه پیکسل‌های ماهواره نوا که در محدوده این شبکه قرار گرفته و به شرحی که خواهد آمد، پیکسل دارای شرایط حداکثر تبخیر و تعرق انتخاب شده و داده‌های آن برای تعیین ET_0 مورد استفاده قرار گرفت. شکل ۱ موقعیت کلی شبکه آبیاری قزوین بر روی یک تصویر ماهواره نوا را نشان می‌دهد.



شکل ۱. موقعیت شبکه آیاری قزوین روی یک تصویر ماهواره نوا

نرده‌یک و باند قرمز، کمترین اثرات اتمسفر را دارد و کارآمدی آن برای پایش رشد گیاه و تغییرات آن ثابت شده است (۷). شاخص NDVI براساس این واقعیت است که پوشش گیاهی سالم در محدوده مرئی امواج الکترومغناطیس (۰/۴ تا ۰/۷ میکرومتر) به دلیل جذب کلروفیل و سایر رنگدانه‌ها بازتاب کمی داشته ولی بازتاب زیادی در محدوده مادون قرمز (۰/۷ تا ۰/۱ میکرومتر) به علت بافت اسفنجی مزوپیل سطح برگ دارد (۳). رابطه زیر برای تعیین شاخص NDVI استفاده می‌شود:

$$NDVI = \frac{ch2 - ch1}{ch2 + ch1} \quad [1]$$

در رابطه بالا، $ch1$ و $ch2$ به ترتیب مقادیر واسنجی شده بازتاب مرئی و مادون قرمز باندهای یک و دو سنجنده AVHRR مادون قرمز هستند. از نظر تئوری حدود شاخص NDVI بین ۰/۱ و ۱/۱ است و NDVI اراضی دارای پوشش گیاهی بین ۰/۱ و ۱ است و هر قدر گیاهان در یک پیکسل سبزتر و یا به عبارتی با تنفس کمتری مواجه باشند و هم‌چنین تراکم بیشتری داشته باشند، مقدار NDVI بیشتر می‌شود. بر عکس در اراضی بدون گیاه مثل سطوح آبی به علت جذب بالای تابش امواج

۴ و ۵ به دما (بر حسب درجه کلوین) استفاده می‌شوند. مختصات نقاط کنترل زمینی برای تصحیحات هندسی تصاویر به کار می‌رود. مقدار پارامتر آلبیدو بستگی به زاویه تابش خورشید داشته و این زاویه در ساعت و روزهای مختلف سال تغییر می‌کند و برای این که این پارامتر معرف بازتاب پوشش سطح زمین باشد، نسبت به زاویه سمت الرأس خورشید (solar zenith angle) نرمال می‌شود. در این تحقیق تمام عملیات ذکر شده بالا از قبیل واسنجی اعداد رقومی، تصحیح هندسی تصاویر و نرمال سازی آلبیدو باندهای ۱ و ۲ با استفاده از نرم‌افزار ENVI نسخه ۴/۲ انجام شد.

شاخص تفاضل نرمال شده پوشش گیاهی (Normalized difference of vegetation index)

یکی از رایج‌ترین شاخص‌های پوشش گیاهی که با استفاده از داده‌های تصاویر مادون قرمز برآورد می‌شود، شاخص تفاضل پوشش گیاهی نرمال شده (NDVI) است که ارتباط نزدیکی با درصد پوشش گیاهی و شاخص سطح برگ (LAI) دارد (۶). این شاخص به دلیل نرمال شدن تفاضل دو باند مادون قرمز

بخار آب جذب می‌گردد و لذا دمای روشنایی ثبت شده در سنجنده مادون قرمز تفاوت معنی‌داری با دمای واقعی سطح زمین دارد (۱۰). اثر کاهندگی جو در باند طیفی ۱۲ میکرومتر (باند ۴) (باند ۵ سنجنده AVHRR) بیشتر از باند ۱۱ میکرومتر (باند ۴ سنجنده AVHRR) است و با افزایش اثر کاهندگی اتمسفر (بیشتر به علت افزایش بخار آب)، تفاوت تابش سنجش شده در دو ناحیه طیفی فوق افزایش می‌یابد. بنابراین تفاوت تابش سنجش شده از یک سطح معین که به طور همزمان به وسیله دو باند ۱۱ و ۱۲ میکرومتر اندازه‌گیری می‌گردد، به علت تفاوت اثر کاهندگی اتمسفر در دو باند فوق است و در الگوریتم‌های روزنیه مجزا از همین مغایرت برای تعیین تأثیر اتمسفر در تابش ساطع شده از سطح زمین و در نتیجه برآورد دمای سطح استفاده شده است. در این تحقیق دمای سطح زمین در پیکسل‌های مرجع شبکه آبیاری قزوین با استفاده از الگوریتم زیر برآورد شد:

$$T_s = T_4 + \frac{2}{22} (T_4 - T_5) + 48(1 - \epsilon) - 75\Delta\epsilon \quad [2]$$

در رابطه فوق، T_s دمای سطح زمین ($^{\circ}\text{C}$)، T_4 و T_5 دمای روشنایی ($^{\circ}\text{C}$) باندهای ۴ و ۵ سنجنده AVHRR، ϵ و $\Delta\epsilon$ به ترتیب متوسط و تفاضل ضریب گسیل باندهای ۴ و ۵ سنجنده AVHRR هستند. ضریب گسیل هر یک از کانال‌های ۴ و ۵ براساس درصد پوشش گیاهی با استفاده از رابطه زیر تعیین شد (۱۷):

$$\epsilon_i = \epsilon_v P_{v+} \epsilon_s (1 - P_v) \quad [3]$$

که در آن، ϵ مقادیر ضریب گسیل باندهای ۴ یا ۵، ϵ_v ضریب گسیل پوشش گیاهی (برابر 0.985°C برای هر دو کanal ۴ و ۵)، ϵ_s ضریب گسیل خاک لخت (برای باند ۴ برابر 0.949°C و برای باند ۵ برابر 0.967°C) و P_v بخش پوشش گیاهی (اعشاری) می‌باشند. P_v با استفاده از شاخص NDVI برآورد می‌شود (۴):

$$P_v = \left(\frac{NDVI - NDVI_S}{NDVI_V - NDVI_S} \right)^r \quad [4]$$

در رابطه فوق، $NDVI_V$ و $NDVI_S$ معرف مقادیر NDVI پوشش گیاهی کامل ($P_v = 1$) و خاک لخت ($P_v = 0$) هستند که برای کاربرد در مناطق وسیع به ترتیب برابر 0.5 و 0.2 در نظر گرفته

الکترومغناطیس توسط آب، مقدار NDVI منفی است. مقدار شاخص NDVI در اراضی بایر کمتر از 20% بوده و در اراضی مخلوطی از بایر و پوشش گیاهی بین 20% تا 50% و در اراضی با پوشش گیاهی کامل و متر acum بیشتر از 50% می‌باشد (۷).

انتخاب پیکسل معرف گیاه مرجع

با توجه به این‌که هدف از انجام این تحقیق تعیین تبخیر و تعرق گیاه مرجع شبکه آبیاری قزوین است و از آنجا که تمام قسمت‌های این شبکه شرایط گیاه مرجع را ندارند، لذا فرض شد در هر تصویر یکی از پیکسل‌های داخل محدوده شبکه که دارای بیشترین NDVI و مقدار آن نیز بیش از 50% باشد، معرف پیکسل گیاه مرجع باشد. در این تحقیق برای تعیین این پیکسل برای هر تصویر، با استفاده از گزینه Pixel to Table منوی Utility نرم‌افزار IMAGINE، اطلاعات تمام پیکسل‌های داخل شبکه آبیاری قزوین به یک فایل منتهی منتقل شدند. سپس شاخص NDVI برای تمام پیکسل‌ها با استفاده از باندهای یک و دو در محیط Excel برآورد و پیکسل دارای بیشترین مقدار NDVI برای هر تصویر معلوم شد. این پیکسل به عنوان مرجع برای تعیین ET_0 انتخاب و اطلاعات مربوط به باندهای آن برای برآورد دمای سطح زمین مورد استفاده قرار گرفت.

دمای سطح زمین در پیکسل مرجع

در این تحقیق دمای سطح زمین (T_s) در پیکسل مرجع یکی از دو پارامتر ورودی مدل درختی M5 برای برآورد ET_0 است. در سنجش از دور تصاویر ماهواره‌ای، دمای سطح زمین به صورت رادیومتریک با استفاده از الگوریتم‌های روزنیه مجزا (Split-window) تعیین می‌شود. این الگوریتم‌ها بر مبنای تفاوت قابلیت انتقال اتمسفر در دو محدوده طیفی مجاور هم در ناحیه مادون قرمز، در نزدیکی ۱۱ و ۱۲ میکرومتر توسعه یافته‌اند. تابش ساطع شده از سطح زمین در باند مادون قرمز قبل از این‌که به سنجنده برسد به وسیله ذرات موجود در جو به ویژه

طبقه‌بندی درختی برای ایجاد رابطه بین متغیرهای مستقل ووابسته ارائه شد. این مدل بر خلاف مدل درخت تصمیم (Decision tree) که برای داده‌های کیفی (Categorical) استفاده می‌شود، برای هر دو نوع داده‌های کیفی و کمی (Quantitative) قابل استفاده است (۱۲، ۹ و ۱۳). مدل M5 مشابه توابع خطی جدا شده (Piece-wise linear functions) است که ترکیبی از مدل‌های رگرسیون خطی و رگرسیون درختی است که کاربردهای زیادی در علوم مختلف دارد (۱۸). مدل رگرسیون برای کل فضای داده‌ها یک معادله رگرسیون ارائه می‌دهد، ولی در مدل رگرسیون درختی، محدوده داده‌ها به زیر ناحیه‌هایی که برگ (Leaf) نامیده می‌شوند، تقسیم شده و به هر از این برگ‌ها یک برچسب عددی نسبت داده می‌شود. جایگزینی معادله رگرسیون خطی به جای برچسب در گره‌ها، شیوه‌ای است که در مدل M5 اجرا می‌شود که می‌تواند متغیرهای عددی پیوسته را پیش‌بینی و یا برآورد کند (۱۲). ساختار درخت تصمیم گیری شبیه یک درخت بوده که از ریشه (Root)، شاخه‌ها (Branches)، گره‌ها (Nodes) و برگ‌ها (Leaves) تشکیل یافته است. درخت تصمیم از بالا به پایین ترسیم می‌شود. ریشه به عنوان اولین گره در بالا قرار گرفته و زنجیره‌ای از شاخه‌ها و گره‌ها به برگ‌ها ختم می‌شود. هر گره مربوط به یک متغیر پیش‌بینی کننده بوده و به وسیله شاخه‌ها عمل انشعاب در گره انجام می‌گیرد. شاخه‌ها شامل بازه‌ای عددی است که از گره والد (Parent node) منشعب شده و به یک گره فرزند (Child node) می‌رسد. در مدل M5 از هر گره والد دو شاخه منشعب می‌شود.

ساخت مدل درخت تصمیم گیری در دو مرحله انجام می‌شود. در مرحله اول، درخت تصمیم گیری با انشعاب سازی داده‌ها تشکیل می‌شود. معیار انشعاب در مدل M5، بیشینه‌سازی کاهش انحراف معیار داده‌ها در گره فرزند است. زمانی که امکان کاهش انحراف معیار داده‌های گره فرزند میسر نبود، گره والد آن منشعب نشده و به گره پایانی و یا برگ رسیده است. کاهش انحراف معیار از رابطه زیر برآورد می‌شود (۱۱):

می‌شود (۱۵). به منظور دست یافتن به مقادیر ثابتی از P_v پیکسل‌هایی که مقدار NDVI آنها کمتر از NDVI_v باشد، P_v آنها صفر و پیکسل‌هایی که مقدار NDVI آنها بیشتر از NDVI_v باشد، P_v آنها یک منظور می‌شود.

تابش فرازمینی (Ra)

تابش فرازمینی معرف انرژی تابشی خورشید است که به صورت عمودی به سطح بالای جو می‌رسد و مقدار آن برای پیکسل مرجع هر تصویر در زمان گذر ماهواره نوا برآورد و به عنوان دومین پارامتر ورودی مدل درختی تدوین شده در این تحقیق مورد استفاده قرار گرفت. این تابش از رابطه زیر برآورد شده است (۲):

$$[5] \quad Ra = G_{sc} \times d_r \times \cos \theta$$

که در آن، G_{sc} ثابت خورشیدی (برابر ۱۳۶۷ وات بر مترمربع)، d_r فاصله نسبی معکوس زمین و خورشید و $\cos \theta$ کسینوس زاویه تلاقی خورشید هستند. پارامتر d_r با استفاده از معادله زیر محاسبه شده است (۲):

$$[6] \quad d_r = 1 + 0 / 0.33 \cos(2\pi / 365 \times DOY)$$

در رابطه فوق DOY روز شمار سال (شروع از اول ژانویه) و زاویه $(2\pi / 365 \times DOY)$ بر حسب رادیان است. مقادیر d_r بین 0° تا 10° و بدون بعد می‌باشد. زاویه تلاقی خورشید، زاویه برخورد تابش خورشید به زمین است و این زاویه روی شدت تابش رسیده به زمین موثر است. رابطه زیر برای محاسبه $\cos \theta$ استفاده شده است (۵):

$$[7] \quad \cos \theta = \sin \delta \sin \varphi + \cos \delta \cos \varphi \cos \omega$$

در رابطه فوق، δ ، φ و ω به ترتیب زاویه میل خورشید، عرض جغرافیایی و زاویه زمانی خورشید و همگی بر حسب رادیان هستند. برای تعیین δ و ω از روابط توصیه شده آلن و همکاران (۲) استفاده شده است.

مدل درختی M5

اولین بار مدل درختی M5 توسط کوئینلن (۱۲) بر اساس روش

۲۰۰۶ و ۲۰۰۷ انجام شد و داده‌های سال ۲۰۰۸ برای تست و ارزیابی استفاده شد.

معادله پنمن - مانتیث فائو (FAO- PM)

آن و همکاران (۲) با اعمال مفروضات گیاه مرجع در معادله پنمن - مانتیث، معادله‌ای ارائه دادند که تبخیر و تعرق با استفاده از داده‌های هواشناسی برآورد می‌شود و نتایج آن به عنوان مینا برای ارزیابی و واسنجی سایر معادلات توصیه شده است (۲):

$$ET_0 - PM =$$

$$\frac{0.408\Delta(R_n - G) + \gamma \frac{900}{T_a + 273} U_2(e_s - e_a)}{\Delta + \gamma(1 + 0.34U_2)}$$
[۹]

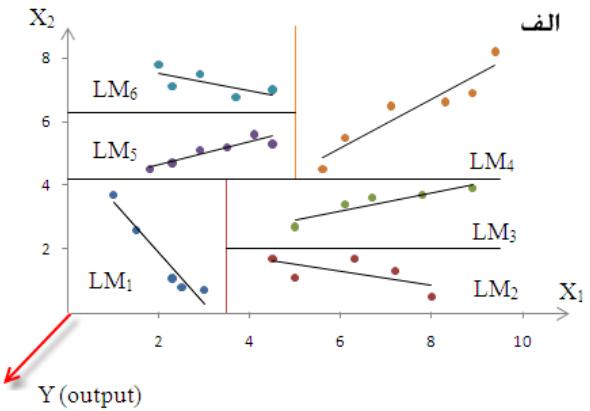
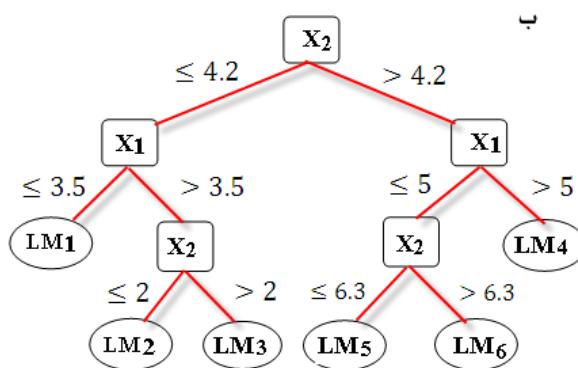
که در آن، ET_0 -PM تبخیر و تعرق مرجع برآورد شده با استفاده از معادله پنمن مانتیث ($mm d^{-1}$) Δ شب منحنی فشار بخار اشباع با دما ($^{\circ}C^{-1}$), R_n تابش خالص رسیده به زمین سایکرومتر (Kpa $^{\circ}C^{-1}$), T_a متوسط دمای روزانه هوا ($^{\circ}C$), U_2 متوسط روزانه سرعت باد ($m s^{-1}$), e_s فشار بخار اشباع (Kpa) و e_a فشار بخار هوا (Kpa) می‌باشند. در این تحقیق مؤلفه‌های ۵۶ رابطه فوق با استفاده از روابط ارائه شده در نشریه شماره ۵۶ فائو (۲) و داده‌های هواشناسی تعیین و ET_0 در روزهای مصادف با تصاویر ماهواره اخذ شده، برآورد و با نتایج مدل M5 مقایسه شدند.

شاخص‌های آماری

در این تحقیق نتایج ET_0 حاصل از معادله (ET-PM) FAO-PM به عنوان مقادیر مینا (P_i) و نتایج ET_0 حاصل از مدل درختی M5 (ET-M5) به عنوان مقادیر برآورد شده (P_i) استفاده شدند. به منظور ارزیابی نتایج مدل درختی M5، علاوه بر ترسیم نمودارها، از شاخص‌های آماری ضریب تبیین (R^2)، درصد ریشه میانگین مربعات خطای (PRMSE) و درصد میانگین

$$SDR = sd(T) - \sum \frac{|T_i|}{|T|} sd(T_i) \quad [۱]$$

در رابطه فوق، SDR کاهش انحراف معیار در گره فرزند، T مجموعه داده‌های ورودی به گره والد، T_i زیر مجموعه از داده‌های ورودی به گره والد و sd انحراف معیار است. به علت فرآیند انشعاب، انحراف معیار داده‌ها در گره فرزند کمتر از گره والد بوده و لذا از همگنی بیشتری برخوردارند. در مدل M5 بعد از آزمودن تمام انشعابات ممکن از یک گره، انشعابی که بیشترین کاهش انحراف معیار را تولید کند، انتخاب می‌شود. این گونه انشعاب‌سازی در اغلب موارد منجر به ایجاد درخت بزرگی شده و امکان دارد برآش بیش از حد روی داده‌های آموزشی رخ دهد (۱۲). برآش بیش از حد باعث کاهش یافتن کلیت بخشی مدل شده به طوری که مدل فقط برای داده‌هایی که برای ساخت آن استفاده شدند، اعتبار دارد و برای داده‌های جدید از دقت لازم برخوردار نیست. بنابراین مرحله دوم طراحی مدل درختی، شامل کوچک کردن درخت بیش از حد بزرگ شده از طریق هرس‌سازی شاخه‌ها و جایگزین شدن با توابع رگرسیون خطی است. الگوریتم‌های مختلفی برای هرس کردن درخت ارائه شده است. در این تحقیق از الگوریتم کوئینل (۱۳) استفاده شد. در این الگوریتم ابتدا به درخت اجازه داده می‌شود تا به اندازه کافی رشد کند. سپس گره‌هایی که باعث افزایش دقت دسته‌بندی نمی‌شوند، هرس می‌گردند. شکل ۲-الف انشعابات داده‌های ورودی X_1 و X_2 (متغیرهای مستقل) که به شش مدل رگرسیون خطی در برگ‌ها (برچسب‌های LM1 تا LM2) متنه شده را نشان می‌دهد. فرم کلی این مدل‌ها به صورت $y = a_0 + a_1x_1 + a_2x_2$ است که در آن a_0 , a_1 و a_2 ضرایب رگرسیون خطی در برگ‌ها (برچسب‌های LM1 تا LM2) متنه شده را نشان می‌دهد. شکل ۲- ب ارتباط انشعابات را به صورت دیاگرام درختی نشان می‌دهد. در این بررسی از نرم‌افزار Weka که در دانشگاه Waikato کشور نیوزلند توسعه یافته و اسم آن از عبارت "Waikato Environment for knowledge Analysis" گرفته شده، استفاده شده است. ساخت مدل M5 با استفاده از داده‌های سال‌های



شکل ۲. شماتی کلی شبکه درختی M5

دماهی سطح زمین، به علت تابش خورشید به زمین و سپس انتقال گرما به هوا بیشتر از هوا می‌باشد و این افزایش برای پوشش گیاهی بیش از چند درجه نیست. ولی در شکل ۳ ملاحظه می‌شود که دماهی سطح زمین حدود ۲ برابر دماهی هوا است. دو دلیل می‌توان برای بیشتر بودن داده‌های دماهی سطح زمین نسبت به دماهی هوا که در این تحقیق جمع‌آوری شده، بر شمرد. نخست، همان‌طور که در بالا اشاره شد، دماهی هوا معرف متوسط دماهی روزانه است که از میانگین دماهی بیشینه و کمینه هوا در طی روز به دست آمده ولی دماهی سطح زمین مربوط به زمان گذر ماهواره نواست که مصادف با ساعات ظهر ایران می‌باشد. دوم این که دماهی هوا در ایستگاه‌های هواشناسی به وسیله دما‌سنج جیوه‌ای اندازه‌گیری می‌شود که در آن میزان دما با استفاده از بالا و پایین رفتن سطح جیوه سنجش می‌شود ولی دماهی که توسط باندهای حرارتی سنجنده ماهواره‌ها به دست می‌آید به صورت رادیومتریک برآورد می‌شود. هم‌چنین در شکل ۳ دیده می‌شود، دامنه تغییرات دماهی سطح زمین به مرتب کمتر از دامنه تغییرات دماهی هواست. به طوری که دماهی هوا بین $14/6$ تا $33/6$ درجه سانتی‌گراد ولی دماهی سطح زمین بین $51/3$ تا $58/4$ درجه سانتی‌گراد در طول فصل نوسان دارد. بنابراین دامنه تغییرات دماهی هوا حدود ۱۹ درجه و دامنه تغییرات دماهی سطح زمین حدود ۸ درجه است، به عبارتی دامنه تغییرات دماهی هوا حدود ۲/۶ برابر دامنه تغییرات دماهی سطح زمین است. این نتایج نشان

انحراف خطأ (PMBE) استفاده شده است. معادلات آنها به شرح زیر است:

$$R^r = \frac{\left[\sum_{i=1}^N (P_i - \bar{P})(O_i - \bar{O}) \right]}{\sum_{i=1}^N (P_i - \bar{P}) \sum_{i=1}^N (O_i - \bar{O})} \quad [10]$$

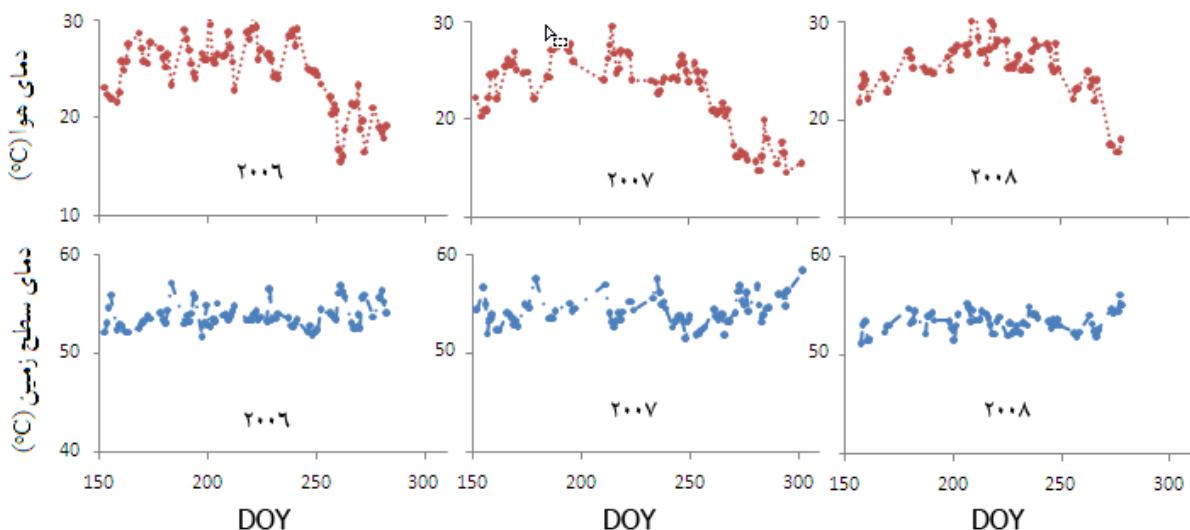
$$PRMSE = \frac{N^{-1} \sum_{i=1}^N (P_i - O_i)^r}{\bar{O}} \times 100 \quad [11]$$

$$PMBE = \frac{N^{-1} \sum_{i=1}^N P_i - O_i}{\bar{O}} \times 100 \quad [12]$$

در روابط فوق، N تعداد داده‌ها، \bar{O} و \bar{P} به ترتیب میانگین مقادیر مبنا و برآورده شده هستند.

نتایج و بحث

تغییرات زمانی دماهی سطح زمین در زمان گذر ماهواره نوا و متوسط دماهی روزانه هوا براساس روز شمار سال (DOY) در طی ۳ سال متوالی (۲۰۰۶ تا ۲۰۰۸) از اوخر بهار تا اوخر تابستان در شکل ۳ ارائه شده است. باید به این نکته توجه داشت که داده‌های دماهی سطح زمین مربوط به تصویر پیکسل‌هایی هستند که بیشترین درصد پوشش گیاهی را در هر ماهواره نوا است که در حدود ساعات ظهر ایران می‌باشد. از طرفی داده‌های دماهی هوا معرف متوسط دماهی روزانه است.



شکل ۳. تغییرات زمانی دمای سطح زمین (در سردترین پیکسل شبکه آبیاری قزوین) و متوسط دمای هوا (در ایستگاه هواشناسی قزوین) در طی سال‌های ۲۰۰۶ تا ۲۰۰۸

مدل درختی مندرج در شکل ۴ برای داده‌های آموزش (داده‌های سال‌های ۲۰۰۶ و ۲۰۰۷) و داده‌های آزمون (داده‌های سال ۲۰۰۸) اجرا شد و پراکنش نتایج ET_0 حاصل از آن (ET-M5) با نتایج مدل پنمن-مانیث (ET₀-PM) در شکل ۶ ارائه شده است. ملاحظه می‌شود، نتایج شاخص آماری مدل درختی M5 برای هر دو داده‌های واسنجی و آزمون تقریباً مشابه و تقاضاً چندانی ندارند و لذا این مدل برای سایر داده‌هایی که در تدوین مدل شرکت نداشتند، قابل کاربرد است. همان‌طور که ملاحظه می‌شود، درصد جذر میانگین محدود خطا برای هر دو داده‌های واسنجی و آزمون کمتر از ۱۰ درصد برآورد شده (برای داده‌های واسنجی و آزمون به ترتیب برابر ۹/۹ و ۸/۵ درصد) نشان‌دهنده این است که دقت مدل درختی M5 برای تبدیل داده‌های تابش فرا زمینی و دمای سطح زمین حاصل از تصاویر ماهواره نوا به ET_0 قابل قبول می‌باشد. درصد میانگین انحراف خطأ برای هر دو داده‌های واسنجی و آزمون کمتر از ۲/۵ درصد (برای داده‌های واسنجی و آزمون به ترتیب برابر ۱/۶ و ۲/۵ درصد) برآورد شده و ناچیز است و علامت مثبت این شاخص آماری نشان‌دهنده بیش برآورد ناچیز مدل M5 است. مقایسه بین ضرایب تعیین درج شده در شکل ۶ نشان می‌دهد،

می‌دهد، پوشش گیاهی به دلیل تبخیر و تعرق اثر تغییر کننده بر دمای محیط داشته و مشابه مناطق مرطوب و نزدیک دریا تغییرات دما در طی یک فصل کمتر از مناطق خشک است.

مدل شبکه درختی M5 که برای تبدیل داده‌های دمای سطح زمین و تابش فرا زمینی به ET_0 ساخته شد، در شکل ۴ ارائه شده است. ملاحظه می‌شود، پارامتر تابش فرا زمینی به عنوان متغیر تصمیم‌گیری تعیین شده و براساس دو گزاره شرطی در مدل شبکه درختی به دو برگ مختلف می‌شود. همان‌طور که مشاهده می‌شود، اگر تابش فرا زمینی کمتر یا مساوی ۱۰۷۹/۷۹ وات بر مترمربع باشد، مدل خطی ۱ (LM1) و در غیر این صورت مدل خطی ۲ (LM2) برای برآورد ET_0 استفاده می‌شود. شکل ۵ نحوه انشعاب داده‌های تابش فرا زمینی برای برآورد ET_0 براساس نتایج مدل درختی M5 نشان داده شده است. ضرایب تعیین برای دو شاخه انشعاب حدود ۰/۰۵۲ و ۰/۱۵ برآورد شده است. مقادیر این ضرایب نشان می‌دهد، زمانی که تابش فرا زمینی کمتر یا مساوی ET_0 ۱۰۹۷/۸ وات بر مترمربع باشد، حدود ۵۲ درصد تغییرات ET₀ ناشی از تغییرات تابش فرا زمینی است ولی تأثیر این تابش بر ET₀ زمانی که مقدار آن بیشتر از ۱۰۹۷/۸ وات بر مترمربع باشد، کمتر شده و به حدود ۱۵ درصد می‌رسد.

M5 pruned model tree:

```

Ra <= 1097.791: LM1
Ra > 1097.791: LM2

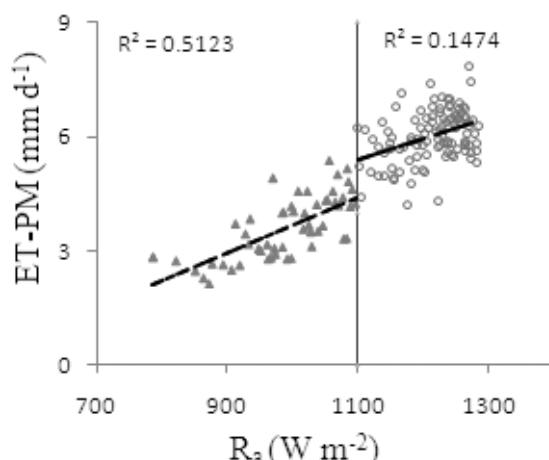
LM num: 1
ETPM = -0.0875 * Ts + 0.0057 * Ra + 3.6978

LM num: 2
ETPM = -0.1327 * Ts + 0.0061 * Ra + 6.9755

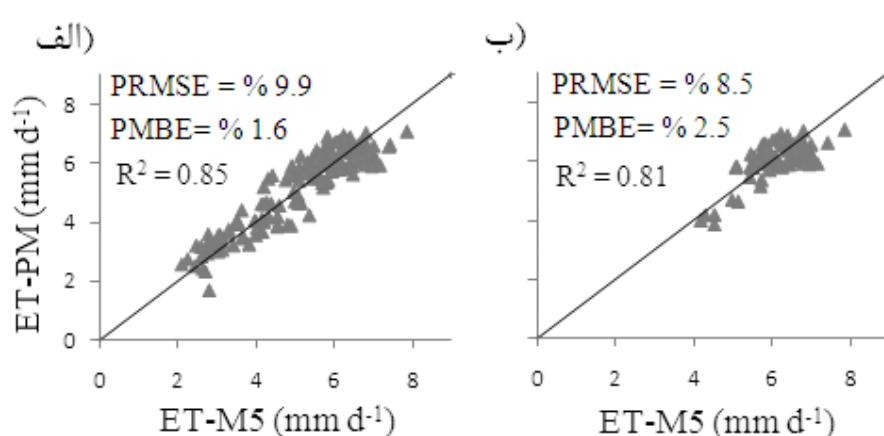
Number of Rules: 2

```

شکل ۴. مدل شبکه درختی M5 برای تبدیل داده‌های دمای سطح زمین و تابش فرا زمینی به ET_0

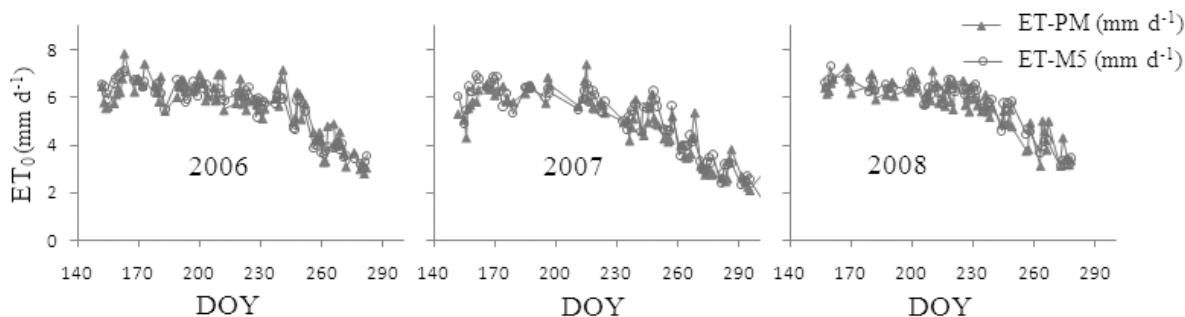


شکل ۵. انشعاب داده‌های تابش فرا زمینی برای برآورد ET_0 براساس نتایج مدل درختی M5



شکل ۶. پراکنش یک به یک نتایج ET_0 و شاخص‌های آماری مدل‌های درختی M5 و پنمن ماننتیث،

(الف) داده‌های واسنجی و (ب) داده‌های آزمون



شکل ۷ روند تغییرات زمانی نتایج ET_0 مدل‌های درختی M5 و پمن ماننیت در طی سال‌های ۲۰۰۶ تا ۲۰۰۸

از دما و تابش فرا زمینی به عوامل دیگری چون سرعت باد و رطوبت نسبی بستگی دارد که این پارامترها توسط تصاویر ماهواره‌ای تعیین نمی‌شود. ولی برایند تأثیر این پارامترها در ضرایب معادلات رگرسیون به طور ضمنی منعکس می‌شود. لذا برای سایر شبکه‌ها که دامنه پارامترهای فوق در آنها متفاوت از شبکه آبیاری قزوین است، باید مدل درختی مخصوص آن شبکه تدوین و ارزیابی شود. همچنین ذکر این نکته ضروری است که در این تحقیق، داده‌های دمای سطح زمین و تابش فرا زمینی در زمان گذر ماهواره نوا تبدیل به ET_0 روزانه شدند. برای تبدیل داده‌های لحظه‌ای مربوط به یک زمان خاصی از روز به دوره روزانه نیاز به ضریب تبدیل است که این ضریب نیز به صورت ضمنی در ضرایب معادلات رگرسیون وارد شده است. محدوده زمان گذر ماهواره نوا بین ۱۲ تا ۲ بعد از ظهر به وقت ایران است، از این رو مدلی که در این تحقیق ارائه شده، نمی‌تواند برای سایر تصاویر ماهواره‌ای که زمان گذر آنها خارج از این محدوده هستند، مورد استفاده قرار گیرد. توصیه می‌شود، روش ارائه شده در این بررسی در سایر شبکه‌های آبیاری و ماهواره‌های دیگر مورد بررسی قرار گیرد.

زمانی که دمای سطحی زمین در مدل‌های رگرسیون وارد شود، سبب افزایش ضریب تعیین مدل M5 برای برآورد ET_0 شده و از این رو هر دو پارامتر تابش فرا زمینی و دمای سطح زمین اثر گذار هستند.

روند تغییرات زمانی نتایج ET_0 مدل‌های درختی M5 و پمن ماننیت در طی سال‌های ۲۰۰۶ تا ۲۰۰۸ در شکل ۷ ارائه شده است. ملاحظه می‌شود منحنی‌های هر دو مدل روند یکسانی دارند و تقریباً روی هم افتاده‌اند و لذا تغییرات پارامترهای جوی در طول فصل آبیاری منطقه قزوین روی دقت نتایج تأثیر ندارد.

نتیجه‌گیری

با استفاده از روش ارائه شده در این تحقیق، ET_0 در شبکه آبیاری قزوین با استفاده از تصاویر ماهواره نوا و بدون استفاده از داده‌های اندازه‌گیری شده زمینی به دقت مناسبی برآورد شد. ولی باید به نکته توجه شود که شبکه درختی و معادلات رگرسیونی که در برگ‌های این شبکه برای تبدیل دمای سطح زمین و تابش فرا زمینی ارائه شده‌اند فقط تصاویر ماهواره نوا و شبکه آبیاری قزوین معتبر می‌باشد. تبخیر و تعرق به غیر

منابع مورد استفاده

1. رحیمی خوب، ع.، س. م. ر. بهبهانی و م. جمشیدی. ۱۳۸۸. ارزیابی دو روش تجربی و مدل‌های شبکه عصبی مصنوعی برای برآورد تابش خورشید رسیده به زمین- مطالعه موردی در جنوب شرق تهران. مجله علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی، علوم آب و خاک (۱۳) (۵۰): ۵۳-۶۳.
2. Allen, R.G., L.S. Pereira, D. Raes and M. Smith. 1998. Crop evapotranspiration: Guidelines for computing crop water requirements. Irrigation and Drainage Paper No. 56- FAO, Rome.

3. Cambell, J.B. 1987. *Introduction to Remote Sensing*. The Guilford Press, New York.
4. Carlson, T.N. and D.A. Ripley. 1997. On the relation between NDVI, fractional vegetation cover, and leaf area index. *Remote Sens. Environ.* 62: 241–252.
5. Duffie, J.A. and W.A. Beckman. 1991. *Solar Engineering of Thermal Processes*. 2nd ed., John Wiley & Sons, New York.
6. John, G., D. Yuan, R.S. Lunetta and C.D. Elvidge. 1998. A change detection experiment using vegetation indices. *Photogram. Eng. Remote Sens.* 62: 143-150.
7. Julien, Y., J.A. Sobrino and W. Verhoef. 2006. Changes in land surface temperatures and NDVI values over Europe between 1982 and 1999. *Remote Sens. Environ.* 103(1): 43-55.
8. Maeda, E.E., D.A. Wiberg and P.K. Pellikka. 2011. Estimating reference evapotranspiration using remote sensing and empirical models in a region with limited ground data availability in Kenya. *Appl. Geography* 31: 251-258.
9. Mitchell, T.M. 1997. *Machine Learning*. The McGraw-Hill Comp. Press, N.Y.
10. Ouaidrari, H., S.N. Goward, K.P. Czajkowski, J.A. Sobrino and E. Vermote. 2002. Land surface temperature estimation from AVHRR thermal infrared measurements: An assessment for the AVHRR Land pathfinder II data set. *Remote Sens. Environ.* 81: 114-128.
11. Pal, M. and S. Deswal. 2009. M5 model tree based modelling of reference evapotranspiration. *Hydrol. Process.* 23: 1437–1443.
12. Quinlan, J.R. 1986. Introduction of decision trees. *Machine Learning* 1: 81-106.
13. Quinlan, J.R. 1992. Learning with continuous classes. Proceedings of the Fifth Australian Joint Conference on Artificial Intelligence, Hobart, Australia, 16-18 November, World Scientific, Singapore, pp.343–348.
14. Rivas, R. and V. Caselles. 2004. A simplified equation to estimate spatial reference evaporation from remote sensing-based surface temperature and local meteorological data. *Remote Sens. Environ.* 93: 68-76.
15. Sobrino, J. A. and N. Raissouni. 2000. Toward remote sensing methods for land cover dynamic monitoring. Application to Morocco. *Intl. J. Remote Sens.* 21: 353–366.
16. Ulivieri, C., M.M. Castronovo, R. Francioni and A. Cardillo. 1994. A split-window algorithm for estimating land surface temperature from satellites. *Adv. Space Res.* 14(3): 59-65.
17. Valor, E. and V. Caselles. 1996. Mapping land surface emissivity from NDVI: Application to European, African and South American areas. *Remote Sens. Environ.* 57: 167–184.
18. Witten, I.H. and E. Frank. 2005. *Data Mining: Practical Machine Learning Tools and Technique*. Morgan Kaufmann Pub., San Francisco.