



# ارزیابی و واسنجی روش‌های مختلف برآورد تبخیر تعرق در سه نمونه اقلیمی ایران

\* محمد قبائی سوق

دانشجوی کارشناسی ارشد مهندسی منابع آب دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان

ابوالفضل مساعدي

دانشیار گروه مهندسی آب دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان

مامور به دانشکده منابع طبیعی و محیط زیست دانشگاه فردوسی مشهد

موسى حسام

استادیار گروه مهندسی آب دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان

ابوطالب هزارجرibi

استادیار گروه مهندسی آب دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان

## چکیده

فرآیند تبخیر و تعرق یکی از اجزای اصلی چرخه‌ی هیدرولوژیکی است که تخمین دقیق آن در مطالعات بیلان آبی، طراحی سیستم‌های آبیاری و برنامه‌ریزی و مدیریت منابع آب نقش بسزایی دارد. در این تحقیق با استفاده از آمار روزانه داده‌های هواشناسی <sup>۳</sup> ایستگاه سینوپتیک تهران، گرگان و کرمانشاه با شرایط اقلیمی متفاوت (به ترتیب خشک، مدیترانه‌ای و نیمه خشک بر اساس روش دومارت)، تبخیر و تعرق با <sup>۵</sup> روش فائق پنمن-مانتیث (EPM<sub>56</sub>)، هارگریوز-سامانی (E<sub>H5</sub>، تورک (E<sub>T</sub>، پریستولی-تیلور (E<sub>PT</sub>) و مک‌کینک (E<sub>MK</sub>) در دوره آماری ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۷ محاسبه گردید. سپس با مرجع قرار دادن روش EPM<sub>56</sub>، معادلات فوق برای هر <sup>۳</sup> ایستگاه در دوره ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۲ واسنجی و با استفاده از معیارهای آماری R<sub>2</sub> و MBE و RMSE معادلات تجربی مختلف مقایسه شد. پس از آن بهترین معادله‌ی واسنجی در دوره ۲۰۰۳ الی ۲۰۰۷ برای هر ایستگاه تعیین شد. نتایج نشان داد که در ایستگاه‌های تهران، گرگان و کرمانشاه به ترتیب معادلات واسنجی شده‌ی EHS، E<sub>T</sub> و E<sub>PT</sub> از دقت بالاتری در مقایسه با E<sub>P</sub> و EMK برخوردار هستند. ضمن آن که واسنجی معادلات تجربی سبب افزایش کارایی و کاهش خطأ شده است.

وازگان کلیدی: تبخیر و تعرق پتانسیل، واسنجی معادلات تجربی، فائق پنمن مانتیث، ایران

ghabaei.m63@gmail.com \*



دانشگاه صنعتی کرمانشاه

## درآمدی بر جنبه های فنی-فرهنگی منابع آب آب، انسان و اجتماع



شرکت مدیریت منابع آب ایران

### مقدمه

فرآیند تبخیر و تعرق یکی از مولفه های اصلی چرخه هیدرولوژیکی است که تخمین دقیق آن در مطالعات بیلان هیدرولوژیکی آب، طراحی و مدیریت سیستم های آبیاری، شبیه سازی تولید گیاهی و برنامه ریزی و مدیریت منابع آب برای دست یابی به توسعه پایدار نقش بسزایی دارد (صیادی و همکاران، ۱۳۸۸). با توجه به میزان اندک نزولات جوی و محدودیت منابع آب در ایران، مدیریت صحیح و ارتقاء بهره وری مصرف در شبکه های آبیاری و زهکشی از اهمیت زیادی برخوردار بوده و لازم است در مورد مسائلی که به نحوی با آن مرتبط می شود، به شرایط و ملزمومات استفاده هی بهینه توجه کافی شود. در این راستا تعیین نسبتاً دقیق مقدار آبی که برای تبخیر و تعرق مصرف می شود، از عوامل اساسی در برنامه ریزی برای رسیدن به محصول بیشتر و الگوی توسعه پایدار است (محمدی و همکاران، ۱۳۸۸).

یکی از متداول ترین روش های تخمین مقدار تبخیر و تعرق گیاه زراعی، محاسبه تبخیر و تعرق گیاه مرجع نظیر چمن یا یونجه از یک سطح استاندارد و سپس استفاده از ضرایب گیاهی برای محاسبه تبخیر و تعرق گیاه مورد نظر می باشد. بر اساس استاندارد فائق، تبخیر و تعرق گیاه مرجع عبارت است از میزان آبی که یک مزرعه پوشیده از گیاه مرجع (نظیر چمن) در یک دوره زمانی مشخص مصرف نماید به طوری که گیاهان این مزرعه در طول دوره رشد با کمبود آب مواجه نشوند (آلن و همکاران، ۱۹۹۸). اثر متقابل فاکتورهای کلیماتولوژی از قبیل دما، رطوبت نسبی، سرعت باد، تشعشع، نوع و مرحله رشد گیاه و عوامل دیگر سبب شده است تا تبخیر و تعرق به صورت پدیده ای غیرخطی و پیچیده بیان شود (کومار و همکاران، ۲۰۰۲). بخار دشواری و پیچیدگی فرآیند مذکور از سوی محققان معادلات تجربی مختلفی شامل پتنمن Penman ۱۹۴۸، Thornt-Waite ۱۹۴۸، Criddle ۱۹۵۰، Blaney-Criddle ۱۹۵۷، Makkink ۱۹۵۷، Turc ۱۹۶۱، Hargreaves-Samani ۱۹۸۵، هارگریوز-سامانی ۱۹۸۵، پریستولی-تیلور Priestley-Taylor ۱۹۶۳، پتنمن-مانتیث ۱۹۶۵، Penman-Monteith ۱۹۶۵، FAO ۱۹۹۸-مانتیث ۱۹۶۳ ارائه شده است (علیزاده و کمالی، ۱۳۸۶). برآورد تبخیر و تعرق گیاه مرجع به کمک هر یک از روش های ذکر شده با توجه به فرضیات و داده های مختلف هواشناسی مورد استفاده در آن ها، اغلب نتایج متفاوتی به دست می دهد. اغلب این روش ها تحت واسنجی های منطقه ای به دست آمده اند و برای شرایط آب و هوایی خاصی از اعتبار جهانی محدود برخوردارند. جانسون و همکاران (۱۹۹۰) مقدار ET<sub>0</sub> را با استفاده از لایسیمتر در ۱۱ نقطه جهان با شرایط اقلیمی و آب و هوایی مختلف اندازه گیری نمودند و نتایج حاصل را با بیش از بیست روش مختلف تجربی محاسبه هی ET<sub>0</sub> مقایسه و بیان داشتند که در تمامی ایستگاه ها نتایج پتنمن مانتیث از دقت بالاتری برخوردار است و بیان داشتند روش پتنمن مانتیث می تواند به عنوان روش مرجع برای ارزیابی سایر روش ها بکار رود. این روش نیازمند داده های تابش، دما، رطوبت و سرعت باد بوده و با درجه اعتماد بالایی در دامنه وسیعی از مناطق و اقلیم ها برآورد صحیحی از تبخیر و تعرق گیاه مرجع را ارائه می کند. طبری (۲۰۰۹) با مرجع قراردادن روش فائق پتنمن-مانتیث به ارزیابی چهار روش هارگریوز، تورک، پریستولی-تیلور و مک کینک برای محاسبه تبخیر و تعرق ماهانه در ۱۲ ایستگاه



دانشگاه صنعتی کرمانشاه

## نخستین کنفرانس ملی پژوهش‌های کاربردی منابع آب ایران

وزارت نیرو  
شرکت مدیریت منابع آب ایران

سینوپتیک با شرایط آب و هوایی مختلف در ایران پرداخت. نتایج وی نشان داد که روش تورک برای مناطق دارای اقلیم سرد-مرطوب و اقلیم خشک از نتایج خوبی نسبت به سایر روش‌ها برخوردار است، ضمن آن که مدل هارگریوز دارای دقت مناسب برای شرایط اقلیمی گرم-مرطوب و سرد-خشک می‌باشد. هم‌چنین مدل مک‌کینک در تمام شرایط آب و هوایی به جز سرد-مرطوب دارای ضعیفترین برآورد بود. در آب و هوای سرد-مرطوب مدل هارگریوز نیز نتایج ضعیفی به همراه داشت. دین‌پژوه و همکاران (۱۳۸۷) از روش هارگریوز برای تخمین مقدار متوسط تبخیر و تعرق در  $80^{\circ}$  ایستگاه هواشناسی در ایران و تحلیل الگوی تغییرات مکانی آن در ماه‌های رشد فعال گیاه (آوریل- سپتامبر) استفاده نمودند. نتایج آن‌ها نشان داد که سواحل غربی دریای خزر کمترین و قسمت‌های مرکزی بلوچستان بیشترین مقدار  $ET_0$  سالانه را داشتند و مقادیر  $ET_0$  از آوریل تا جولای افزایش و به تدریج از جولای تا سپتامبر کاهش می‌یابد. ضمن آن که بیشترین مقدار  $ET_0$  معادل با  $273$  میلی‌متر در ماه جولای به دزفول و کمترین آن به مقدار  $71$  میلی‌متر در ماه آوریل متعلق به بندر انزلی بوده است. بیاتورکشی و همکاران (۱۳۸۷) با بررسی روش‌های مختلف برآورد تبخیر و تعرق در سه ایستگاه سینوپتیک همدان، کرج و گرگان، بهترین روش برآورد تبخیر و تعرق ماهانه در ایستگاه‌های مذکور را به ترتیب هارگریوز-سامانی، تورک و پنم-کیمبلی تشخیص دادند. دین-پژوه (۲۰۰۶) با توجه به شاخص خشکی (نسبت باران بر  $ET_0$ ) روش  $E_{HS}$  را برای مناطق غرب و شمال غرب کشور مناسب ارزیابی نمود.

با توجه به این که معادلات برآورد کننده‌ی تبخیر و تعرق پتانسیل در مناطق خاص و با شرایط آب و هوایی مربوط به آن محل استخراج شده‌اند، لازم است که کارایی این معادلات جهت استفاده در مناطق دیگر ارزیابی شود. ضمن آن که معادلات تجربی مختلف پارامترهای اقلیمی یکسانی را به کار نمی‌گیرند و به دلیل ماهیت تجربی آن‌ها برای تمام شرایط اقلیمی مناسب نیستند لازم است که معادله‌ی مناسب برای هر منطقه مشخص شود. بنابراین هدف از انجام این تحقیق ارزیابی دقت معادلات تجربی کالیبره شده (هارگریوز-سامانی، پریستولی-تیلور، مک‌کینک و تورک) جهت تخمین  $ET_0$  و مقایسه با روش فائو پنم-مانیت به عنوان روش مرجع در ایستگاه‌های سینوپتیک گرگان، تهران و کرمانشاه می‌باشد.

### مواد و روش‌ها

#### ۱- مشخصات ایستگاه‌های مورد مطالعه

داده‌های مورد استفاده در این تحقیق از ۳ ایستگاه سینوپتیک گرگان، تهران و کرمانشاه به ترتیب با اقلیم‌های مدیترانه‌ای، خشک، نیمه‌خشک در گستره‌ی ایران به صورت روزانه از ابتدای سال ۱۹۹۲ میلادی تا پایان سال ۲۰۰۷ شامل دمای حداکثر ( $T_{max}$ )، دمای حداقل ( $T_{min}$ )، رطوبت نسبی ( $RH$ )، ساعت‌آفتابی ( $n$ ) و سرعت باد در ارتفاع دو متری ( $U_2$ ) می‌باشند که از سازمان هواشناسی کشور اخذ گردید. مشخصات برخی از خصوصیات جغرافیایی و اقلیمی ایستگاه‌های سینوپتیک مورد بررسی در جدول ۱ درج شده است.



درآمدی بر جنبه های فنی-فرهنگی منابع آب  
آب، انسان و اجتماع

دانشگاه صنعتی کرمانشاه



وزارت نیرو  
شرکت مدیریت منابع آب ایران

ایستگاه	عرض جغرافیایی	طول جغرافیایی	ارتفاع	دما	بارش	روطوبت	اقلیم
گرگان	۳۶°۵۱'	۵۴°۱۸'	۱۳۳	۱۸/۰/۵	۶۰۱	۷۰	مediterranei (دومارتن)
تهران	۳۵°۴۱'	۵۱°۱۹'	۱۹۹۰/۸	۱۷/۳۰	۲۳۲/۸	۴۱	خشک
کرمانشاه	۳۴°۱۷'	۴۷°۰۷'	۱۳۲۲	۱۴/۲۵	۴۴۵/۱	۴۷	نیمه خشک

## ۲- معادلات تجربی برآورد تبخیر و تعرق

(الف) فاؤ پنمن-مانتبیث ( $E_{PM56}$ )

روش موسوم به  $E_{PM56}$  در سال ۱۹۹۰ ارائه و سپس توسط آلن و همکاران (۱۹۹۸) تصحیح و به عنوان روش مرجع برای محاسبه  $ET_0$  به صورت ماهانه، ۱۰ روزه، روزانه و حتی ساعتی از طرف سازمان‌های بین‌المللی مختلف پذیرفته و تأیید گردید (آلن و همکاران، ۱۹۹۸).

$$E_{PM56} = \frac{0.408 \Delta (R_n - G) + \gamma (890/(T + 273)) U_2 (e_a - e_d)}{\Delta + \gamma (1 + 0.34 U_2)} \quad (1)$$

(ب) هارگریوز-سامانی ( $E_{HS}$ )

هارگریوز و سامانی در سال ۱۹۸۵ با فرض این که مهم‌ترین پارامترهای موثر بر  $ET_0$ ، دما و تابش بروزن زمینی می‌باشند. برای محاسبه تبخیر و تعرق پتانسیل ( $ET_0$ ) روش تجربی زیر را پیشنهاد دادند (لاندراس و همکاران، ۲۰۰۸).

$$E_{HS} = 0.0023 \frac{R_a}{\lambda} (T_{mean} + 17.8) \sqrt{T_{max} - T_{min}} \quad (2)$$

(ج) پریستولی-تیلور ( $E_{PT}$ )

پریستولی و تیلور در سال ۱۹۷۲ معادله‌ی ساده‌ای از روش ترکیبی را برای تعیین  $ET_0$  به شکل زیر ارائه دادند. در این فرمول قسمت آئرودینامیکی معادله حذف و قسمت مربوط به انرژی در یک ضریب ثابت  $\alpha$  (۱/۲۶) ضرب شده است. معادله‌ی فوق تکامل یافته معادله پنمن (۱۹۴۸) می‌باشد که دارای اساس فیزیکی است و به داده‌های دمایی و تابش خورشیدی برای محاسبه  $ET_0$  نیاز دارد (لاندراس و همکاران، ۲۰۰۸).

$$E_{PT} = \frac{\alpha}{\lambda} \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} (R_n - G) \quad (3)$$

(د) مک‌کینک ( $E_{MK}$ )

در سال ۱۹۵۷ مک‌کینک معادله‌ی زیر را برای تخمین تبخیر و تعرق گیاه مرجع چمن پیشنهاد داد. این معادله براساس مقایسه بین داده‌های لایسیمتری و روش پنمن (۱۹۴۸) در هلند برای محاسبه  $ET_0$  بدست آمد و نیازمند داده‌های دمایی و تابش خورشیدی است (لاندراس و همکاران، ۲۰۰۸).



دانشگاه صنعتی کرمانشاه

## نخستین کنفرانس ملی پژوهش‌های کاربردی منابع آب ایران

وزارت نیرو  
شرکت مدیریت منابع آب ایران

$$E_{MK} = 0.61 \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_s}{\lambda} - 0.12 \quad (4)$$

(۴) تورک ( $E_T$ )

تورک در سال ۱۹۶۱ برای محاسبه  $ET_0$  روزانه معادله زیر را پیشنهاد داد که نیازمند داده‌های دمایی، تابش خورشیدی و رطوبت نسبی است. وی همچنین عقیده دارد که هرچه درجه حرارت بیشتر شود، مقادیر بیشتری از انرژی خورشید صرف تبخیر و تعرق می‌شود (لاندراس و همکاران، ۲۰۰۸).

$$E_T = a_T 0.013 \frac{T_{mean}}{T_{mean} + 15} + \frac{23.8856 R_s + 50}{\lambda} \quad (5)$$

$$HR \geq 50 \rightarrow a_T = 1$$

$$HR < 50 \rightarrow a_T = 1 + \frac{50 - HR}{70}$$

پارامترهای بکار گرفته شده در معادلات فوق به شرح زیر می‌باشند:

$T_{min}$  حداقل دمای روزانه ( $^{\circ}\text{C}$ ),  $T_{max}$  حداکثر دمای روزانه ( $^{\circ}\text{C}$ ),  $T_{mean}$  میانگین دمای روزانه ( $^{\circ}\text{C}$ ),  $\lambda$  گرمای نهان تبخیر ( $\text{MJ Kg}^{-1}$ ),  $\Delta$  شیب منحنی فشار بخار اشباع ( $\text{KPa C}^{-1}$ ),  $R_n$  تابش خالص در سطح پوشش گیاهی ( $\text{MJ m}^{-2} \text{d}^{-1}$ ),  $G$  چگالی شار گرمای خاک ( $\text{MJ m}^{-2} \text{d}^{-1}$ ),  $R_s$  تابش خورشیدی روزانه ( $\text{MJ m}^{-2} \text{d}^{-1}$ ),  $R_a$  تابش بروزنمینی ( $\text{MJ m}^{-2} \text{d}^{-1}$ ),  $\alpha_{1/26}$  ضریب سایکرومتری رطوبتی ( $\text{KPa C}^{-1}$ ),  $u_2$  سرعت باد در ارتفاع دو متری ( $\text{m s}^{-1}$ ),  $e_s$  فشار بخار اشباع ( $\text{KPa}$ ),  $e_a$  فشار بخار واقعی ( $\text{KPa}$ ) و  $RH$  متوسط رطوبت نسبی روزانه (%). تمامی پارامترهای اقلیمی که در این تحقیق برای محاسبه  $ET_0$  به کار برده شد، با استفاده از معادلات ارائه شده در نشریه‌ی شماره ۵۶ فائق، بدست آمد.

### ۳- واسنجی معادلات $ET_0$ در دوره‌ی آماری ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۳

به منظور افزایش کارایی و بهبود عملکرد معادلات تبخیر و تعرق، می‌توان با استفاده از روش‌های استاندارد مانند فائو پنمن-ماتیث و یا از روی داده‌های لایسیمتری معادلات تجربی را برای هر منطقه واسنجی نمود. در بسیاری از ایستگاه‌های هواشناسی امکان اندازه‌گیری همه‌ی پارامترهای مورد نیاز معادله  $E_{PM56}$  وجود ندارد و یا این‌که در آن ایستگاه یک دوره‌ی کامل آماری برای محاسبه  $ET_0$  به این روش موجود نیست. در چنین مواردی استفاده از معادلات تجربی که نیاز به پارامترهای هواشناسی کمتری دارند، ناگزیر بهنظر می‌رسد. بنابراین در این شرایط می‌توان با استفاده از آمار دوره‌ای که در آن پارامترهای روش  $E_{PM56}$  اندازه‌گیری شده‌است، یا با استفاده از آمار ایستگاه‌ای که دارای شرایط مشابه با ایستگاه مورد مطالعه هستند، واسنجی مطابق با رابطه‌ی پیشنهادی فائق در نشریه ۵۶ انجام گیرد (لاندراس و همکاران، ۲۰۰۸).

$$ET_o = a + b ET_{Model} \quad (6)$$

در رابطه ۶  $ET_0$  تبخیر و تعرق استاندارد است که از روش  $E_{PM56}$  محاسبه می‌شود،  $E_{Model}$  تبخیر و تعرق محاسبه شده از فرمول‌های تجربی و  $a$  و  $b$  ضرایب رگرسیون خطی می‌باشند.



دانشگاه صنعتی کرمانشاه

## درآمدی بر جنبه های فنی-فرهنگی منابع آب آب، انسان و اجتماع

وزارت نیرو  
شرکت مدیریت منابع آب ایران

**۴- تعیین میزان کارایی عمل واسنجی معادلات تجربی**  
 بهمنظور سنجش این که عمل واسنجی معادلات تجربی تا چه میزان توانسته است سبب افزایش یا کاهش خطای شود، با محاسبه مقادیر ریشه میانگین مربعات خطای معادلات تبخیر و تعرق با عمل واسنجی (RMSE<sub>(ETO not Calibrated)</sub>) و بدون عمل واسنجی (RMSE<sub>(ETO Calibrated)</sub>) در دوره آماری ۲۰۰۳ الی ۲۰۰۷ از رابطه ۷ استفاده شده است (لاندراس و همکاران، ۲۰۰۸).

$$RaRMSE = 1 - \frac{RMSE_{ET_0Calibrated}}{RMSE_{ET_0notCalibrated}} \quad (7)$$

در رابطه ۷ مقادیر مثبت RaRMSE نشان دهنده بھبود عملکرد و کاهش مقدار خطای معادلات تبخیر و تعرق در اثر عمل واسنجی است و مقادیر منفی نشان دهنده آن است که عمل واسنجی سبب افزایش مقدار خطای شده است.

## ۵- معیارهای آماری سنجش مقدار خطای

در این تحقیق به منظور سنجش مقدار خطای مدل‌های مختلف، مقادیر تبخیر و تعرق روزانه محاسبه شده از معادلات تجربی واسنجی شده ( $E_{Modeli}$ ) با مقادیر محاسبه شده به روش فائق پنمن-مانتیث ( $E_{PM56}$ ) (به عنوان روش مرجع) از طریق معیارهای آماری  $R^2$  و RMSE و MBE مقایسه می‌گردد.

$$MBE = \frac{\sum_{i=1}^n (E_{Modeli} - E_{PM56i})}{n} \quad (8)$$

$$RMSE = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^n (E_{Modeli} - E_{PM56i})^2}{n}} \quad (9)$$

## نتایج و بحث

**۱- نتایج واسنجی معادلات  $ET_0$**  در دوره‌ی آماری ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۲ با استفاده از آمار پارامترهای هواشناسی مقادیر تبخیر و تعرق از معادلات تجربی ۱ الی ۵ در دوره‌ی آماری ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۳ محاسبه و با مرجع قرار دادن روش  $E_{PM56}$  معادلات تجربی، با استفاده از رابطه ۶ واسنجی و ضرایب رگرسیون خطی محاسبه گردید که این ضرایب برای معادلات مختلف تبخیر و تعرق ایستگاه‌های مورد بررسی در جداول ۲ الی ۴ آمده است.

جدول ۲- پارامترهای رگرسیون خطی برای واسنجی معادلات  $ET_0$  در ایستگاه سینوپتیک گرگان

معادله	شیب	عرض از مبدا	ضریب تبیین
هارگریوز-سامانی	۰/۹۲۷	-۰/۲۷۴	۰/۹۰۸
پریستولی-تیلور	۰/۸۸۰	۰/۱۳۵	۰/۹۴۵
مک‌کینک	۱/۱۷۶	-۰/۰۷۳	۰/۹۱۷
تورک	۲/۵۰۰	-۰/۱۹۷	۰/۹۳۳



دانشگاه صنعتی کرمانشاه

## نخستین کنفرانس ملی پژوهش‌های کاربردی منابع آب ایران

وزارت نیرو  
شرکت مدیریت منابع آب ایرانجدول ۳- پارامترهای رگرسیون خطی برای واسنجی معادلات  $ET_0$  در ایستگاه سینوپتیک تهران

معادله	شب	عرض از مبدا	ضریب تبیین
هارگریوز-سامانی	۱/۱۷۵	-۰/۲۷۴	۰/۸۷۶
پریستولی-تیلور	۱/۱۹۴	۰/۲۷۵	۰/۸۶۹
مک‌کینک	۱/۴۱۰	-۰/۲۶۷	۰/۸۶۰
تورک	۲/۰۶۷	۰/۴۹۳	۰/۸۵۳

جدول ۴- پارامترهای رگرسیون خطی برای واسنجی معادلات  $ET_0$  در ایستگاه سینوپتیک کرمانشاه

معادله	شب	عرض از مبدا	ضریب تبیین
هارگریوز-سامانی	۰/۸۲۹	۰/۱۹۴	۰/۸۸۱
پریستولی-تیلور	۱/۲۰۸	۰/۲۱۰	۰/۸۷۶
مک‌کینک	۱/۲۷۹	-۰/۰۶۳	۰/۸۶۷
تورک	۱/۷۹۸	۰/۸۰۳	۰/۸۷۰

نتایج این جداول نشان می‌دهد که در این دوره بدون انجام واسنجی در ایستگاه گرگان معادله پریستولی-تیلور با ضریب تبیین ۰/۹۴۵ از دقت بیشتری برخوردار است و در ایستگاه‌های تهران و کرمانشاه معادله هارگریوز-سامانی به ترتیب با ضریب تبیین ۰/۸۷۶ و ۰/۸۸۶ از دقت بالاتری برخوردار بود که با نتایج دین-پزوه که روش  $E_{HS}$  را برای غرب و شمال‌غرب ایران پیشنهاد داد مطابقت دارد. ضمن آن که در ایستگاه‌های گرگان، تهران و کرمانشاه به ترتیب معادلات  $E_{MK}$ ،  $E_{HS}$  و  $E_T$  نتایج ضعیفتری نشان دادند که نتایج گرگان و کرمانشاه با نتایج حاصل از پژوهش طبری (۲۰۰۹) مطابقت دارد. در عین حال نتایج ایستگاه تهران با نتایج طبری (۲۰۰۹) همخوانی ندارد. این موضوع ممکن است به دلیل به نوع داده‌های مورد بررسی (از نظر ماهانه یا روزانه) باشد. زیرا وی در تحقیق خود در تهران از دوره‌ی آماری ماهانه استفاده نموده است در حالی که در این تحقیق از داده‌های روزانه استفاده شده است. معادله  $E_{HS}$  به علت آنکه از پارامتر تابش برون-زمینی به جای تابش خورشیدی استفاده می‌کند در مناطق مرطوب و سواحل دریاها دارای دقت کمتری است. علت آن می‌تواند اثر رطوبت و پوشش ابری این مناطق بر مقدار تابش خورشیدی باشد که باعث می‌شود تا حدودی مقادیر  $E_{HS}$  بیشتر از مقدار واقعی برآورد گردد. همچنین معادله  $E_{MK}$  به علت شرایط محیطی کشور هلند که در آنجا توسعه یافته است در مناطق با آب و هوای خشک و نیمه‌خشک از نتایج ضعیفی برخوردار است.

### ۲- نتایج مقایسه‌ی معادلات تجربی $ET_0$ واسنجی شده‌ی در دوره‌ی آماری ۲۰۰۳ الی ۲۰۰۷

در ادامه این تحقیق با استفاده از ضرایب رگرسیون خطی محاسبه شده در دوره‌ی آماری ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۲ در جداول شماره ۲ الی ۴، چهار روش مختلف برآورد تبییر و تعریق هارگریوز-سامانی ( $E_{HS}$ )،  $(E_T)$ ،  $(E_{PT})$ ، پریستولی-تیلور ( $E_{PT}$ ) و مک‌کینک ( $E_{MK}$ ) در سه ایستگاه سینوپتیک واقع شده در سه اقلیم متفاوت



درآمدی بر جنبه های فنی-فرهنگی منابع آب  
آب، انسان و اجتماع

دانشگاه صنعتی کرمانشاه



وزارت نیرو  
شرکت مدیریت منابع آب ایران

مدیترانه‌ای، نیمه‌خشک و خشک با مرجع قرار دادن روش  $E_{PMS6}$  از رابطه‌ی  $\sigma$  واسنجی گردیدند که نتایج آن در جداول ۵ الی ۷ آمده است. با مقایسه‌ی روش‌های مختلف در دوره‌ی آماری ۲۰۰۳ الی ۲۰۰۷ در سه ایستگاه گرگان، تهران و کرمانشاه به ترتیب معادلات واسنجی شده‌ی  $E_T$ ،  $E_{HS}$  و  $E_{PT}$  با ضریب تبیین  $R^2$  هستند. ضمن آن که در ایستگاه‌های مذکور به ترتیب معادلات واسنجی شده‌ی  $E_{MK}$ ،  $E_{PT}$  از دقت کمتری برای تخمین  $ET_0$  روزانه برخوردار می‌باشد.

جدول ۵- نتایج مقایسه معادلات مختلف با معیارهای سنجش خطای در ایستگاه سینوپتیک گرگان

	معادله	$R^2$	RMSE	MBE
هارگریوز-سامانی	۰/۹۱۱	۰/۵۵۳	-۰/۱۱۳	-۰/۱۱۳
پریستولی-تیلور	۰/۹۴۰	۰/۴۸۳	-۰/۱۷۰	-۰/۱۷۰
مک‌کینک	۰/۹۰۷	۰/۵۲۷	۰/۰۲۷	۰/۰۲۷
تورک	۰/۹۴۳	۰/۴۷۲	-۰/۱۶۴	-۰/۱۶۴

جدول ۶- نتایج مقایسه معادلات مختلف با معیارهای سنجش خطای در ایستگاه سینوپتیک تهران

	معادله	$R^2$	RMSE	MBE
هارگریوز-سامانی	۰/۸۸۹	۰/۹۳۰	-۰/۳۹۴	-۰/۳۹۴
پریستولی-تیلور	۰/۸۷۴	۰/۹۱۱	-۰/۲۳۶	-۰/۲۳۶
مک‌کینک	۰/۸۴۷	۰/۹۸۴	-۰/۲۲۰	-۰/۲۲۰
تورک	۰/۸۴۹	۰/۹۶۱	-۰/۱۹۱	-۰/۱۹۱

جدول ۷- نتایج مقایسه معادلات مختلف با معیارهای سنجش خطای در ایستگاه سینوپتیک کرمانشاه

	معادله	$R^2$	RMSE	MBE
هارگریوز-سامانی	۰/۸۸۵	۰/۷۶۷	-۰/۱۰۷	-۰/۱۰۷
پریستولی-تیلور	۰/۸۳۶	۰/۹۰۱	-۰/۱۷۱	-۰/۱۷۱
مک‌کینک	۰/۸۴۵	۰/۸۸۵	-۰/۱۵۳	-۰/۱۵۳
تورک	۰/۸۷۹	۰/۷۸۲	-۰/۰۶۴	-۰/۰۶۴

با توجه به شکل ۱، به طور کلی انجام عمل واسنجی بهجز در معادله  $E_{PT}$  در گرگان سبب بهبود کارایی و کاهش خطای معادلات تجربی به مقدار قابل ملاحظه‌ای شده است. درصد کاهش خطای برای معادلات مختلف در هر یک از سه ایستگاه مورد بررسی تقریباً از روند مشابهی برخوردار است. به طوری که معادله‌ی  $E_T$  در اثر واسنجی با میانگین  $71/1$  درصد بیشترین کاهش خطای را داشته است. همچنین مقدار متوسط کاهش خطای برای معادلات  $E_{MK}$ ،  $E_{PT}$  و  $E_{HS}$  در سه ایستگاه مورد مطالعه به ترتیب  $37/29$ ،  $24/90$  و  $19/26$  می‌باشد. با توجه به شکل ۱، در ایستگاه‌های تهران، گرگان و کرمانشاه به ترتیب معادلات  $E_{PT}$  و  $E_{HS}$  کمترین درصد بهبود خطای را به خود اختصاص داده‌اند که علت این امر آن است که مطابق نتایج حاصل از جداول ۲

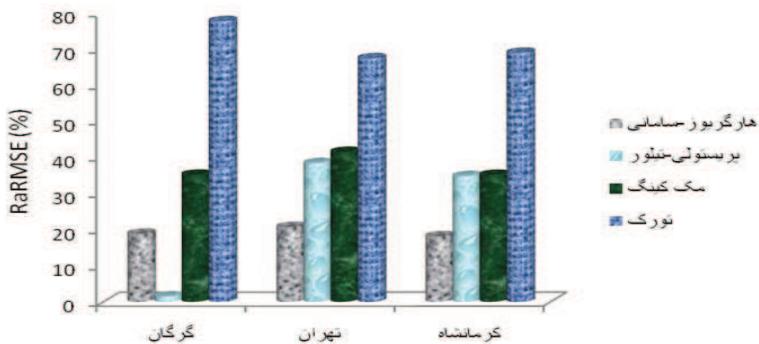


دانشگاه صنعتی کرمانشاه

## نخستین کنفرانس ملی پژوهش‌های کاربردی منابع آب ایران

وزارت نیرو  
شرکت مدیریت منابع آب ایران

الی ۴ این معادلات در دوره‌ی آماری ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۳ به عنوان مناسب‌ترین روش برآورد  $ET_0$  در ایستگاه‌های مذکور انتخاب شدند.



شکل ۱- هیستوگرام مقادیر درصد RaRMSE معادلات مختلف واسنجی شده در دوره‌ی آماری ۲۰۰۳ الی ۲۰۰۷ در ایستگاه‌های مورد بررسی

### نتیجه‌گیری کلی

در این تحقیق چهار روش مختلف برآورد تبخیر و تعرق هارگریوز-سامانی ( $E_{HS}$ ), تورک ( $E_T$ ), پریستولی-تیلور ( $E_{PT}$ ) و مک‌کینک ( $E_{MK}$ ) را در سه ایستگاه سینوپتیک واقع شده در سه اقلیم متفاوت مدیترانه‌ای، نیمه‌خشک و خشک با مرتع قرار دادن روش  $E_{PM56}$  در دوره‌ی آماری ۱۹۹۲ الی ۲۰۰۲ با هم مقایسه شدند. سپس با استفاده از ضرایب رگرسیون خطی دوره‌ی آماری ۲۰۰۳ الی ۲۰۰۷ واسنجی و با معیارهای مختلف آماری با یکدیگر مقایسه و مناسب‌ترین روش برآورد  $ET_0$  در هر ایستگاه انتخاب گردید. بطور کلی در منطقه گرگان (با رطوبت بالا و بارندگی زیاد) نتایج روش  $E_{HS}$  مقادیر  $ET_0$  را کمی بیش از مقدار واقعی برآورد می‌کند. بنابراین برای چنین مناطقی باید معادلاتی که مقدار رطوبت را منظور می‌کنند استفاده شود و در مناطق با رطوبت کم و ارتفاع زیاد از سطح دریا روش هارگریوز-سامانی از نتایج خوبی برخوردار است. در این مطالعه با بررسی معادلات تجربی مختلف در سه نمونه‌ی متفاوت از شرایط اقلیمی ایران به طور کلی می‌توان تا حدودی چنین نتیجه‌گیری نمود که مدل‌های هارگریوز-سامانی و تورک برای شرایط آب و هوایی مورد بررسی در این تحقیق نسبت به مدل‌های پریستولی-تیلور و مک‌کینک دارای دقت بالاتری هستند. همچنین نتایج حاصل از این پژوهش نشان داد که مناسب‌ترین روش برآورد تبخیر و تعرق تا حد زیادی تابع شرایط آب و هوایی منطقه‌ی مورد بررسی است و از طرف دیگر با واسنجی معادلات تبخیر و تعرق می‌توان باعث افزایش کارایی و کاهش خطا برای مقاصد مورد نظر در منطقه‌ی طرح شد.



دانشگاه صنعتی کرمانشاه

## درآمدی بر جنبه های فنی-فرهنگی منابع آب آب، انسان و اجتماع



شرکت مدیریت منابع آب ایران

### سپاسگزاری

از کارکنان محترم سازمان هواشناسی کشور که داده های مورد نیاز این پژوهش را به آسانی در اختیار نویسنده گان قرار دادند، قدردانی می شود.

### منابع

- بیات ورکشی، م.. سبزی پرور، ع. ا. و قاسمی، ع. ۱۳۸۷. ارزیابی روش های مختلف برآورد تبخیر و تعرق در دو اقلیم مختلف (مطالعه موردنی: همدان، کرج و گرگان). سومین کنفرانس مدیریت منابع آب ایران، دانشگاه تبریز، ایران.
- دین پژوه، ی.. فاخری فرد، ا.. مقدم، م.. جهانبخش، س.. صادقی، س.. و تکه کر، ع. ۱۳۸۷. بررسی تبخیر و تعرق گیاه مرجع در ایران با استفاده از روش هارگریوز. سومین کنفرانس مدیریت منابع آب ایران، دانشگاه تبریز، ایران.
- صیادی، ح.. غفاری، ا.. فعالیان، ا. و صدرالدینی، ع. ۱۳۸۸. مقایسه عملکرد شبکه های عصبی RBF و MLP در برآورد تبخیر و تعرق گیاه مرجع. مجله دانش آب و خاک، جلد ۱۹ شماره ۱-۱۲. ۱-۱۲.
- علیزاده، ا. و کمالی، غ. ۱۳۸۶. نیاز آبی گیاهان در ایران. چاپ اول. موسسه چاپ و انتشارات آستان قدس رضوی. ۲۲۸ ص.
- محمدی، م.. نوری، م.. ولیاقت، ع. م. ۱۳۸۸. ارزیابی روش فائق پنمن-مانتبث برای تخمین تبخیر و تعرق مرجع با استفاده از داده های محدود آب و هوایی. کنفرانس بین المللی منابع آب، دانشگاه صنعتی شاهروود، ایران.

- Allen, R. G., Pereira, L. S., Raes, D., Smith, M., 1998.** Crop evapotranspiration. Guidelines for computing crop water requirements. FAO Irrigation and Drainage, Paper no. 56. FAO, Rome.
- Dinpushoh, Y. 2006.** Study of reference crop evapotranspiration in I.R. of Iran, Agricultural water management, 85 .12-26
- Jensen, M. E., Burman, R. D., Allen, R.G., 1990.** Evapotranspiration and irrigation water requirements. ASCE Manuals and Reports on Engineering Practices no. 70. American Society of Civil Engineers, NY.
- Kumar, M., Raghuvanshi, N. S., Singh, R., Wallender, W. W. and Pruitt, W. O. 2002.** Estimating evapotranspiration using artificial neural network. J Irrig. Drain. Eng., 128(4), 224- 233.
- Landeras, G., Ortiz-Barredo, A. and Lopez, J. J. 2008.** Comparison of artificial neural network models and empirical and semi-empirical equations for daily reference evapotranspiration estimation in the Basque Country (Northern Spain). Agricultural water management No:95, 553-565.
- Tabari H. 2009.** Evaluation of reference crop evapotranspiration equations in various climates, Water Resource Management, DOI 10.1007/s11269-009-9553-8.