

بررسی مناسب‌ترین ضریب تصحیح روش هارگریوز- سامانی برای برآورد تبخیر- تعرق گیاه

مرجع

(مطالعه موردنی: استان خراسان رضوی)

بیژن قهرمان^۱، حسین شریفان^۲، کامران داوری^۳، ایمان کریمی راد^۴

چکیده

تبخیر- تعرق پتانسیل گیاه مرجع (ET) یکی از مهم‌ترین مؤلفه‌های چرخه‌ی آب در طبیعت است که با استفاده از لایسیمتر برآورد می‌شود یا با استفاده از معادلات تجربی محاسبه می‌گردد. یکی از روش‌های ساده‌ی تجربی که تنها به داده‌های دما (حداکثر و حداقل روزانه) نیاز دارد، روش هارگریوز- سامانی (H-S) می‌باشد. هدف از انجام این تحقیق، به دست آوردن مناسب‌ترین ضریب اصلاحی جهت تصحیح مقادیر ET به دست آمده از روش هارگریوز- سامانی برای ایستگاه‌های سینوپتیک استان خراسان رضوی بود تا بتوان مقادیر ET بهتری را برای ایستگاه‌هایی که فاقد داده‌های هواشناسی کامل هستند برآورد نمود. تمامی منابع موجود نشان میدهد که چنین ضریبی را تنها به صورت عددی ثابت درنظر گرفته و معادلات رگرسیونی برای برآورد ضریب تصحیح را به صورت تابعی از عوامل هواشناسی که در ایستگاه‌های تبخیرسنجدی برداشت می‌شوند در نظر گرفته و معادلات رگرسیونی برای برآورد آن ارایه گردید. نتایج به دست آمده نشان داد که پارامترهای ثابت این معادلات ثابت نمی‌باشد که تاییدی بر ثابت نبودن ضریب اصلاحی قلمداد می‌شود. معادلات مختلف بر مبنای ۷ معیار ارزیابی اولویت‌بندی شده و بهترین معادله برای هر ایستگاه سینوپتیک به دست آمد. محدوده‌ی تاثیر هر ایستگاه سینوپتیک مشخص شده و ایستگاه‌های تبخیرسنجدی در هر کدام از محدوده‌ها گزارش شد.

واژه‌های کلیدی: اقلیم خشک و نیمه خشک، ایستگاه تبخیرسنجدی، ایستگاه سینوپتیک، مدل‌سازی

آخر عملده مطالعات بر روی توسعه‌ی روش‌های برآورد تبخیر- تعرق و بهبود بخشیدن به عملکرد روش‌های موجود متتمرکز شده است. لذا در این خصوص روش‌های زیادی مبتنی بر داده‌های هواشناسی برای شرایط مختلف جغرافیایی و اقلیمی برای محاسبه ET ارایه شده است (کوچک زاده و بهمنی، ۱۳۸۴).

در حال حاضر چندین روش روش برای برآورد ET وجود دارد. بیش‌تر این روش‌ها تحت واسنجی محلی به دست آمده و اعتبار جهانی محدودی دارند (Allen و Pruitt، ۱۹۹۱). گرچه پایه‌ی نظری این روش‌ها با هم متفاوت است، تعداد عوامل هواشناسی مورد نیاز در این روش‌ها هم یکسان نمی‌باشد. برخی به تعداد بیش‌تر و برخی به تعداد کمتری از عوامل هواشناسی نیاز دارند. به نظر می‌رسد که تقابلی هم‌سویین تعداد عوامل هواشناسی مورد نیاز و دقت برآورد وجود داشته باشد. با این حال، بهویژه در کشورهای در حال توسعه، تهیه‌ی عوامل هواشناسی دشوار بوده و دقت آن‌ها را هم نمی‌توان به طور کامل تایید کرد. مطالعاتی که تاکنون انجام شده است نشان می‌دهد که در شرایط اقلیمی گوناگون، پاسخ مدل‌های برآورد تبخیر- تعرق به عوامل هواشناسی یکسان نیست (تفصیلی، ۱۳۸۵). البته روش مناسب

مقدمه

تبخیر- تعرق یکی از مهم‌ترین مؤلفه‌های چرخه‌ی آب در طبیعت است و تعیین دقیق آن برای مطالعات توازن آبی، آبیاری و مدیریت منابع آب ضروری است. تبخیر- تعرق پتانسیل گیاه مرجع (ET) یا به طور مستقیم و با استفاده از لایسیمتر تعیین می‌شود یا به طور غیرمستقیم و با استفاده از معادلات تجربی برآورد می‌گردد. سابقه‌ی مطالعات علمی در زمینه‌ی تبخیر- تعرق به بیش از ۲۵۰ سال می‌رسد و شاید واژه‌هایی نظیر نیاز آبی و آب مصرفی قدمتی ۱۰۰ ساله داشته باشد. در این مدت و در طی سال‌های گذشته همواره محققین در صدد مدل کردن این پدیده برآمده‌اند، به گونه‌ای که در پنج دهه‌ی

- ۱- استاد گروه مهندسی آب، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد
۲- نویسنده مسئول: (E-mail: bijangh@um.ac.ir)
۳- استادیار گروه مهندسی آب، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان
۴- دانشیار گروه مهندسی آب، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد
۵- دانش آموخته کارشناسی ارشد گروه مهندسی آب، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان

که در شرایطی که محدودیت داده‌های هواشناسی وجود داشته باشد، برای برآورد ET از روش هارگریوز-سامانی (H-S) استفاده شود. این روش تنها به داده‌های دمای حداقل، دمای حداکثر روزانه و تابش بروز زمینی (تابش بالای جو، که خود تابعی از شماره روز سال و عرض جغرافیایی می‌باشد) نیاز دارد. حداقل داده‌های مورد نیاز، روش H-S را به روشنی جذاب برای تخمین ET₀ تبدیل کرده است.

در مجموع، استفاده از روش H-S به عنوان جایگزینی برای F-P-M در منابع بیشتر است. با این حال باید به خاطر داشت که روش H-S ماهیتی تجربی داشته و تعداد عوامل هواشناسی در آن کم می‌باشد. بنابراین نمی‌توان انتظار داشت که در تمامی شرایط اقلیمی کارایی آن یکسان و مطلوب باشد. ارزیابی این روش توسط مقایسه‌ی آن با لایسیمتر، با روش F-P-M یا با تست تبخیر میسر است. با این حال پژوهش‌های گوناگون، که شدیاً به شرایط مطالعه بستگی دارند، نتایج یکسانی را برای کارایی روش H-S گزارش نکرده‌اند. نتایج گزارش شده در منابع تا حد زیادی محلی بوده و به نظر می‌رسد که واستگی شدیدی به اقلیم مکان مورد پژوهش داشته باشد، گرچه نتایج در یک اقلیم یکسان هم بعضاً متضاد می‌باشد. برخی منابع در دسترس نشان می‌دهد که استفاده از روش H-S در کرمان (علیزاده و همکاران، ۱۳۸۵)، تبریز (جهانبخش اصل و همکاران، ۱۳۸۰)، در جنوب ایالات متحده آمریکا (Yoder و همکاران، ۲۰۰۵)، در زرقارن واقع در استان فارس (نیازی و همکاران، ۱۳۸۴)، در ایستگاه‌های نیمه مرطوب ایران و با سرعت باد کم (Fooladmand و همکاران، ۲۰۱۰)، در مناطق خشک و نیمه خشک و برای دوره‌های هفت روزه و بیشتر (Allen و Hargreaves؛ ۲۰۰۳؛ Allen و Drrgers؛ ۲۰۰۲) و خوب و قابل قبول می‌باشد. درحالی که نتایجی نامناسب برای استفاده از روش H-S در مناطق نیمه‌مرطوب (Allen و Hargreaves؛ ۲۰۰۳)، در کرمان (رضایی و همکاران، ۱۳۸۶)، در نواحی حاره‌ای (Saghrevani و همکاران، ۲۰۰۹)، در نواحی گرم و خشک (Vanderlinden و Droogers؛ ۲۰۰۲؛ Allen و Vanderlinden؛ ۲۰۰۴) و در خوزستان (رحیمی خوب و همکاران، ۱۳۸۵) نیز گزارش شده است. آنچه از مطالب فوق می‌توان جمع‌بندی کرد این است که نمی‌توان در کلیه شرایط توقع داشت که روش H-S نتایجی کاملاً یکسان با نتایج لایسیمتری یا با روش F-P-M به دست بدهد. بنابراین منطقی است که بتوان به کمک نتایج روش H-S، نتایجی متاظر با لایسیمتر یا آنچه روش F-P-M محاسبه می‌کند را به دست آورد. این کار منطقاً با واسنجی رابطه‌ی حاکم بر H-S میسر می‌باشد. در این صورت با پذیرش متغیرهای مستقل (حداکثر و حداقل درجه حرارت)، کلیه‌ی ضرایب ثابت رابطه تغییر داده شود (که دشوارتر است) یا این‌که تنها یکی از ضرایب رابطه تغییر داده شود (که آسان‌تر است). تقریباً تمامی منابع به نگرش دوم پرداخته‌اند. Gavilan و همکاران (۲۰۰۶) معتقدند که هرگاه از معادله‌ی H-S برای منطقه‌ای استفاده

تعیین ET در هر منطقه بستگی به شرایط اقلیمی، داده‌های مورد نیاز و هزینه‌های مربوط به آن دارد (Sabziparvar و همکاران، ۱۹۸۳). در نتیجه، این که کدام روش برای منطقه‌ی مورد نظر کارایی مناسب‌تری دارد همواره مورد سوال بوده است. برای پاسخ به این پرسش، پژوهش‌های فراوانی انجام شده است. با این حال از نظر اصولی تمامی این روش‌ها باید با نتایج لایسیمتری مورد مقایسه قرار گیرند. Jensen و همکاران (۱۹۹۰) روش مختلف را بر اساس داده‌های ET که توسط لایسیمتر در ۱۱ شرایط اقلیمی به دست آمده بودند، مورد ارزیابی قرار دادند. نتیجه‌ی این تحقیق نشان داد که معادله‌ی فائق پنم مانتیث (F-P-M) یکی از دقیق‌ترین روش‌های تبخیر- تعرق پتانسیل گیاه مرجع در هر دو مقیاس روزانه و ماهانه می‌باشد. از این رو سازمان فائق (FAO) روش فوق را به عنوان روش استاندارد معرفی نمود. از سوی دیگر، انجمن بین‌المللی آبیاری و زهکشی و تعداد کثیری از پژوهش‌های خویش، به این نکته اشاره نموده‌اند که در برگرفته از پژوهش‌های خویش، به این نکته اشاره نموده‌اند که در شرایطی که داده‌های لایسیمتری در دسترس نباشد، می‌توان از معادله‌ی F-P-M به عنوان روش استاندارد برای ارزیابی سایر روش‌ها استفاده نمود. به طور کلی و نسبت به دیگر روش‌های معمول، روش F-P-M از پایه‌ی نظری قوی برخوردار بوده و بنابراین انتظار می‌رود که از کاربرد آن نیز نتایج قابل اعتمادی به دست آید (Amatya و همکاران، ۱۹۹۵). مطالعات بعدی برتری روش فائق پنم مانتیث را بر دیگر روش‌ها در مقایسه‌ی این روش با اندازه‌گیری لایسیمترها تأیید کرد (Gavilan و Berengena، ۲۰۰۵).

روش F-P-M به عنوان روش استاندارد، به داده‌های هواشناسی زیادی نیاز دارد. تهیه‌ی دقیق این داده‌ها در تمامی مناطق امکان‌پذیر نمی‌باشد. پس منطقی به نظر می‌رسد که جایگزینی مناسب برای آن تعیین شود که به داده‌های زیاد نیاز نداشته باشد. این کار دشوار بوده و با توجه به متفاوت بودن شرایط اقلیمی مناطق مختلف، روش‌های جایگزین در مناطق مختلف نیز متفاوت خواهد بود. مثلا Castaneda (۲۰۰۵) تنها برای جنوب کالیفرنیا چهار روش برآورد تبخیر- تعرق پتانسیل (تورنت وایت، بلانی-کریدل، تورک و ماکینک) را در مقایسه با روش F-P-M بررسی کرده و آن‌ها را با توجه به واسنجی مجدد برای استفاده در جنوب کالیفرنیا توصیه کرددند. با توجه به داده‌های اقلیمی ایران در مقیاس روزانه، Nikbakht و Kouchakzadeh (۲۰۰۴) روش هارگریوز-سامانی را برای اقلیم‌های خشک بیابانی، نیمه خشک و مدیترانه‌ای، روش تورک را برای اقلیم‌های فراخشک، مرطوب و خیلی مرطوب، و روش مکینگ را برای اقلیم خیلی مرطوب پیشنهاد کرند. در مقیاس ماهانه نیز روش هارگریوز سامانی در اقلیم‌های خشک بیابانی و نیمه‌خشک، روش مکینگ در اقلیم‌های مدیترانه‌ای مرطوب، خیلی مرطوب، و روش تورک در اقلیم فراخشک مناسب تشخیص داده شد. Allen و همکاران (۱۹۹۸) پیشنهاد کردند

نموده و مقادیر ET به روش استاندارد نزدیک‌تر شود.

مواد و روش‌ها

داده‌ها

این مطالعه درایستگاه‌های سینوپتیک استان خراسان رضوی انجام گرفت. موقعیت چهارگانه‌ای ایستگاه‌ها در شکل (۱) نشان داده شده است. برای تعیین نحوه‌ی استفاده از دوره‌ی آماری مشترک یا استفاده از دوره‌ی مشاهداتی (بیش از ۱۰ سال)، ضریب تغییرات هریک از داده‌ها در دوره‌ی مشترک و مشاهداتی برآورد و با یکدیگر مقایسه شدند. نتایج نشان داد که تفاوت محسوسی بین این دو دوره وجود ندارد، لذا در این تحقیق از آمار مشاهداتی درازمدت برای هریک از ایستگاه‌های سینوپتیک استفاده شد.



شکل ۱- موقعیت چهارگانه‌ای ایستگاه‌های سینوپتیک در استان خراسان رضوی

اقليم ایستگاه‌ها با استفاده از داده‌های هواشناسی و روش اقلیم‌نمای دومارتن تعیین و به همراه مشخصات چهارگانه‌ای و طول دوره‌ی آماری آن‌ها در جدول (۱) نشان داده شده است.

محاسبه‌ی تبخیر-تعرق گیاه مرجع

معادله‌ی F-P-M به عنوان روش استاندارد و معادله‌ی H-S به ترتیب در روابط ۱ و ۲ ارایه شده است.

$$ETo = \frac{0.408\Delta(R_a - G) + \gamma \frac{900}{T + 273.16} u_2(e_s - e_a)}{\Delta + \gamma(1 + 0.34u_2)} \quad (1)$$

$$ETo = 0.0023R_a(T + 17.8)(T_{\max} - T_{\min})^{0.5} \quad (2)$$

شود، با استیضاح این معادله نسبت به آن منطقه واسنجی گردد. به عبارتی با استفاده از یک‌سری داده‌های هواشناسی منطقه، روش H-S را اصلاح نمود. منابع فراوانی وجود دارد که از چنین نگرشی استفاده کردند. برای مثال Bautista و Bautista (۲۰۰۸) برای ۴ منطقه‌ی اصفهان، اراک، حاره‌ای و نجفی و همکاران (۱۳۷۸) برای ۴ منطقه‌ی اصفهان، اراک، بزد و کرج با استفاده از داده‌های لایسیمتری، روش H-S را اصلاح و فرمول اصلاح شده را برای مناطق خشک و نیمه‌خشک پیشنهاد نمودند. همچنین Fooladmand و Sepaskhah (۲۰۰۵) برای ۴ ایستگاه باجگاه و Fooladmand و Haghigheh (۲۰۰۷) برای ۴ ایستگاه واقع در جنوب ایران، مقادیر مقادیر ET. ماهانه به دست آمده از روش H-S را نسبت به مقادیر ET. روش استاندارد واسنجی کردند. Fooladmand و همکاران (۲۰۱۰) معادله‌ی هارگریوز-سامانی اصلاح شده به روش‌های مختلف را نسبت به روش F-P-M در ۱۴ ایستگاه هواشناسی در مناطق جنوبی کشور ایران مورد ارزیابی قرار دادند. ضرایب اصلاحی گزارش شده توسط پژوهش‌گران کاملاً محلی بوده و در حال حاضر هیچ روش جامع برای کل شرایط وجود ندارد. علاوه بر این و بر مبنای بررسی منابع، در تمامی حالات تنها از یک ضریب اصلاحی استفاده شده است. مفهوم "یک" ضریب اصلاحی این است که شانس انتقال آن به شرایط دیگر از دست می‌رود. اگر بتوان این ضریب اصلاحی را به عواملی که تهیه‌ی آن‌ها در مناطق بیشتری امکان‌پذیر باشد ارتباط داد، امکان انتقال آن به مکان‌های دیگر فراهم می‌شود. ایستگاه‌های تبخیرسنجدی ایستگاه‌هایی هستند که در آن‌ها داده‌های کامل هواشناسی (متناظر با ایستگاه‌های سینوپتیک) برداشت نمی‌شود. امکان دارد که این مجموعه داده، بتواند منجر به "رابطه‌ی تصحیح" (در مقابل تنها "یک ضریب اصلاحی") برای روش H-S گردد.

استان خراسان رضوی در شرق کشور قرار دارد و دارای اقلیمی نیمه‌خشک، گرم تا نیمه‌سرد است و از چندین هزار هکتار اراضی کشاورزی برخوردار بوده و دارای ۱۰ ایستگاه سینوپتیک هواشناسی با آمار و اطلاعات درازمدت می‌باشد. به طوری که این ایستگاه‌ها بسیاری از مناطق استان را تحت پوشش خود قرار نداده و برای برآورد نیاز آبی مزارع به ناجار باید از داده‌های هواشناسی یکی از این ایستگاه‌ها استفاده نمود. از آنجاکه تأسیس و راهاندازی ایستگاه‌های جدید سینوپتیک مشکل و گران می‌باشد، در حالی که اگر بهنحوی بتوان آمار و اطلاعات ایستگاه‌های تبخیرسنجدی استان را به کار برد، برآورد ET در آن مزارع به واقعیت نزدیک‌تر خواهد بود. بنابراین هدف از انجام این تحقیق به دست آوردن مناسب‌ترین رابطه‌ی اصلاحی جهت تصحیح مقادیر ET به دست آمده از روش H-S برای ایستگاه‌های سینوپتیک استان خراسان رضوی است تا بتوان مقادیر ET بهتری را برای ایستگاه‌هایی که قادر داده‌های هواشناسی کامل هستند برآورد

جدول ۱- مشخصات جغرافیایی و اقلیم ایستگاه‌های سینوپتیک استان خراسان رضوی

ردیف	نام ایستگاه	طول جغرافیایی (درجه)	عرض جغرافیایی (درجه)	ارتفاع از سطح دریا (متر)	دماه متوسط سالانه (°C)	باران متوسط سالانه (mm)	اقلیم
۱	تریت جام	۶۰-۳۵	۳۵-۱۵	۹۵۰/۴	۱۵/۷	۱۷۵/۵	خشک
۲	تریت حیدریه	۵۹-۱۳	۳۵-۱۶	۱۴۵۰/۸	۱۴/۳	۲۷۴/۰	نیمه خشک
۳	سbezوار	۵۷-۴۳	۳۶-۱۲	۹۷۷/۶	۱۷/۶	۱۹۲/۰	خشک
۴	سرخس	۶۱-۱۰	۳۶-۳۲	۲۳۵	۱۸/۰	۱۸۵/۸	خشک
۵	قوچان	۵۸-۳۰	۳۷-۰۴	۱۲۸۷	۱۳	۲۸۲	نیمه خشک
۶	کاسمر	۵۸-۲۸	۳۵-۱۲	۱۱۰۹/۷	۱۷/۹	۲۰۲/۷	خشک
۷	گلمنکان	۵۹-۱۷	۳۶-۲۹	۱۱۷۶	۱۳/۱	۲۶۴/۹	نیمه خشک
۸	گناباد	۵۸-۴۱	۳۴-۲۱	۱۰۵۶	۱۷/۴	۱۴۳/۴	خشک
۹	مشهد	۵۹-۳۸	۳۶-۱۶	۹۹۹/۲	۱۴/۴	۲۵۵/۲	نیمه خشک
۱۰	نیشاپور	۵۸-۴۸	۳۶-۱۶	۱۲۱۳	۱۴/۳	۲۴۱/۷	نیمه خشک

آنچه که تغییرات تبخر-تعرق با توجه به عوامل مؤثر بر آن غیر خطی است، لذا در ابتدا ضرایب تصحیح مورد نظر با به کارگیری تمام پارامترهای مذکور تهیه شد، سپس مرحله به مرحله و با درنظر گرفتن ثابت های معادله که مبین میزان وابستگی ضریب تصحیح به هر یک از پارامترها است، عواملی که از تأثیرگذاری کمتری برخوردار بودند از معادلات حذف و با استفاده از مابقی پارامترها، معادلات جدیدی به-دست آمد. در نگرش دوم، روش میانگین نسبت ها (مثلا شریفان و همکاران، ۱۳۸۵)، در مقیاس روزانه با میانگین گیری نسبت های k در طول دوره آماری مورد نظر (۸۰٪) برای هر روز از سال، عددی به-عنوان K_{avg} تعیین و از حاصل ضرب آن ها در مقادیر ETo به روش H-S روزانه در سال های آزمون (۲۰٪)، مقادیر تبخر-تعرق به دست آمده از روش، هارگریوز-سامانی، تصحیح گردید.

معیارهای ارزیابی

پس از جمع‌آوری داده‌های هواشناسی، دوره‌ی آماری به دو دسته‌ی ۸۰ و ۲۰ درصد به طور تصادفی تقسیم شد به‌طورکی که معادلات ضریب تصحیح بر اساس ۸۰ درصد آمار روزانه به‌دست آمد و با استفاده از ۲۰ درصد آمار باقی‌مانده، نتایج مورد ارزیابی قرار گرفتند. برای ارزیابی مقادیر ET اصلاح شده در دوره‌ی آماری باقی‌مانده (۲۰٪) نسبت به مقادیر ET روش استاندارد، از شاخص‌های آماری نظری، بشیهی مانگن، مرباعات خطأ (RMSE)، اطبهی، شماره‌ی، (۳)،

که در آن‌ها ETo تبخیر-تعرق گیاه مرجع (mm d⁻¹) را باش خالص در سطح پوشش گیاهی (MJ m⁻² d⁻¹) G شار گرما به داخل خاک (MJ m⁻² d⁻¹) T، متوسط دمای هوا در ارتفاع دو متری از سطح زمین (°C) U₂ سرعت باد در ارتفاع دو متری از سطح زمین Δ e_a فشار بخار واقعی (kPa)، e_s فشار بخار اشباع (kPa)، Δ (m s⁻¹) شب منحنی فشار بخار (kPa °C⁻¹)، γ ضریب رطوبتی (ثابت سایکرومتری) R_a (kPa °C⁻¹) میانگین تشعشع فرا زمینی (mm d⁻¹) T_{max} میانگین دمای روزانه هوا، T_{min} میانگین حداکثر دمای روزانه هوا و T_{mean} میانگین حداقل دمای روزانه هوا (همگی بر حسب °C می‌باشد).

شیوه‌ی تصحیح معادله‌ی H-S

ضریب تصحیح k به صورت حاصل تقسیم ETo به روش FPM بر ETo به روش H-S تعريف می شود به طوری که با ضرب آن در ETo به روش FPM مقدار معادل ETo به روش H-S متفاوت برای ضریب تصحیح به کار رفت. در نگرش اول، مقدار آن را در ایستگاهها و نقاط مختلف ثابت ندانسته و آن را تابعی از بخی عوامل هواشناسی قابل دسترس در ایستگاههای تبخیرستنجی - RH_{mean} ، T ، T_{max} ، T_{min} - میانگین رطوبت نسبی، - RH_{max} - حداکثر رطوبت نسبی، - RH_{min} - حداقل رطوبت نسبی) قلمداد کردیم. علاوه بر مقادیر مطلق پارامترها و برای شمول بیشتر، عوامل فوق به صورت بدون بعد نیز درنظر گرفته شد و از ترکیباتی به صورت $\frac{RH_{min}}{RH}$

جدول ۲- پارامترهای ثابت معادلات ضریب تصحیح ۹-۱۱ برای ایستگاه‌های سینوپتیک استان خراسان رضوی

ردیف	نام ایستگاه	معادله‌ی خسیری تصحیح	ثابت‌های معادله									
			N ₀	N ₁	N ₂	N ₃	N ₄	N ₅	N ₆	N ₇	A	B
۱	تریت جام	اول	۷/۰۲۲	-۰/۴۶۷	۰/۴۶۷	-۰/۸۲	۰/۰۰۸	۰/۴۶۷	-۰/۴۶۷	۰/۴۶۷	۶/۹۵۱	۱۳/۹۱۳
		دوم	۴/۵۸۴	-۰/۹۴۶	۰/۶۸۷	۰/۶۸۷						
		سوم	۳/۰۶۲	-۰/۸۳۶	۰/۶۲۱							
۲	تریت حیدریه	اول	۲/۵۷۳	-۳	۲/۹۳۶	-۳	-۰/۰۲۱	۲/۹۳۶	-۰/۳۳۹	-۲/۷۳۵	۸/۹۸۳	۱۱/۵۱
		دوم	۰/۹۶۳	-۰/۲۸۱	۰/۲۸۳	۰/۲۸۳						
		سوم	۰/۹۶۶	-۰/۵۶۱	۰/۵۶۳							
۳	سبزوار	اول	۱/۱۹۱	-۰/۱۴	۰/۱۷۹	-۰/۱۷۹	-۰/۰۵۳	۰/۱۷۹	-۰/۱۵۷	۰/۱۷۹	۶/۰۱	۱۰/۰۱
		دوم	۱/۰۸۵	-۰/۱۲۵	۰/۰۹۲	۰/۰۹۲						
		سوم	۱/۰۲۷	-۰/۰۶۸	۰/۰۳۷							
۴	سرخس	اول	۱/۳۷۹	-۰/۲۳۲	۰/۲۳۲	-۰/۲۳۲	-۰/۰۵	۰/۲۳۲	-۰/۲۳۲	۰/۲۳۲	۱۰	۱۱/۳۱
		دوم	۰/۶۶۱	۰/۰۶۲	*	*						
		سوم	۰/۶۶۱	*	۰/۰۶۲							
۵	قوچان	اول	۱/۰۱۲	-۰/۱۷۸	۰/۱۸۷	-۰/۳۵۹	۰/۱۸۷	۰/۱۸۷	-۰/۳۵۹	۰/۱۸۷	۲۰	۱۷/۳۱
		دوم	۰/۷۴۳	-۰/۱۲۱	۰/۱۷۷	۰/۱۷۷						
		سوم	۱/۲۰۷	-۰/۴۷	۰/۴۰۱							
۶	کاشمر	اول	۰/۲۷۱	۰/۰۸۶	۰/۱۰۹	-۰/۰۵۶	-۰/۰۴۴	۰/۲۷۱	-۰/۱۰۹	۰/۱۰۹	۳/۴۱	۷/۳۱
		دوم	۰/۶۷۷	-۰/۲۳۳	۰/۳۲۶	۰/۲۳۳						
		سوم	۰/۶۰۸	-۰/۲۳۶	۰/۳۴۱							
۷	گلستان	اول	۳/۴۹۴	-۲/۱۹۷	۲/۰۳۷	-۰/۰۰۲	-۰/۲۱۲	۰/۰۵۶	۰/۴۲۲	-۰/۲۵۸	۱۲/۵۰۱	۱۳/۵۳
		دوم	۱/۳۵۷	-۰/۱۱۹	*	*						
		سوم	۱/۳۵۷	-۰/۱۱۹	*							
۸	گناباد	اول	۱/۲۶۷	۰/۱۶۳	-۰/۹۱۷	-۰/۹۱۷	۰/۸۵۷	۰/۹۱۷	-۰/۹۱۷	۰/۹۱۷	۴/۱۳۵	۰/۰۱
		دوم	۱/۳۰۷	-۰/۵۹۶	۰/۵۶۲	۰/۵۶۲						
		سوم	۰/۹۹۸	-۰/۴۱۲	۰/۳۹۴							
۹	مشهد	اول	۱/۹۷۱	-۰/۲۱۵	۰/۳۴۵	-۰/۵۴	-۰/۰۱۵	۰/۳۴۵	-۰/۵۴	۰/۳۴۵	۹/۰۱	۱۷/۵۱
		دوم	۲/۳۱۶	-۰/۷۱	۰/۵۳۷	۰/۵۳۷						
		سوم	۱/۶۵۳	-۰/۶۱۳	۰/۴۷۲							
۱۰	نیشابور	اول	۰/۶۷۷	-۰/۱۲	۰/۲۸۶	-۰/۳۳۱	۰/۰۴۵	۰/۲۸۶	-۰/۲۸۶	۰/۲۸۶	۹/۸۴۸	۱۰/۴۱
		دوم	۱/۰۶۷	-۰/۳۳۲	۰/۳۱۴	۰/۳۱۴						
		سوم	۰/۸۶۸	-۰/۲۷۱	۰/۲۷۳							

$$NRMSE = \frac{RMSE}{y_{\max} - y_{\min}} \times 100 \quad (4)$$

$$NASH = 1 - \frac{\sum_{i=1}^n (y_i - \hat{y}_i)^2}{\sum_{i=1}^n (y_i - \bar{y}_{mean})^2} \quad (5)$$

ریشه‌ی میانگین مربعات خطای نرمال شده (NRMSE)، رابطه‌ی شماره‌ی (۴)، ضریب ناش-ساتکلیف (CE)، رابطه‌ی شماره‌ی (۵)، انحراف میار عمومی (GSD)، رابطه‌ی شماره‌ی (۶)، نسبت اختلاف (۵)، رابطه‌ی شماره‌ی (۷)، خطای نسبی (SSE)، رابطه‌ی شماره‌ی (۸) و ضریب همبستگی (R) استفاده شد.

$$RMSE = \sqrt{\frac{1}{n} \sum_{i=1}^n (y_i - \hat{y}_i)^2} \quad (3)$$

جدول ۳- شاخص‌های آماری جهت ارزیابی نتایج معادلات

ردیف	نام ایستگاه	روش برآورد	شاخص‌های آماری	SSE	RMSE	r	R	CE	GSD	NRMSE
۱	تریت جام	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۲۱۷۰	۱/۴۷	۰/۹۰	۰/۸۸	۰/۷۴	۰/۳۸	۱۱/۵۱
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲۵۰۸	۱/۵۸	۱/۰۹	۰/۸۷	۰/۷۰	۰/۳۴	۱۲/۳۸
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۳۶۴۸	۱/۹۱	۱/۱۹	۰/۸۷	۰/۵۶	۰/۳۷	۱۴/۹۲
۲	تریت حیدریه	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۳۴۵۳	۱/۸۵	۱/۰۶	۰/۸۲	۰/۵۸	۰/۴۱	۱۴/۵۲
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۱۹۸۱	۱/۴۰	۱/۰۴	۰/۸۸	۰/۷۶	۰/۳۱	۱۱/۰۰
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۴۵۸۰	۱/۴۵	۱/۳۰	۰/۸۳	۰/۴۶	۰/۴۰	۱۱/۳۷
		تعیین نسبت میانگین	معادله ضریب تصحیح اول	۲۹۳۲	۱/۰۷	۱/۰۸	۰/۸۶	۰/۷۱	۰/۳۴	۸/۴۲
		معادله ضریب تصحیح دوم	معادله ضریب تصحیح سوم	۲۸۲۰	۱/۱۴	۱/۰۵	۰/۸۲	۰/۶۷	۰/۳۸	۸/۹۲
		هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۴۷۴۵	۱/۱۴	۱/۰۵	۰/۸۲	۰/۶۷	۰/۳۸	۸/۹۲
۳	سیزوار	هارگریوز-سامانی	معادله ضریب تصحیح اول	۱۴۷۵	۰/۸۲	۱/۰۲	۰/۹۱	۰/۸۳	۰/۲۸	۶/۴۵
		معادله ضریب تصحیح دوم	معادله ضریب تصحیح سوم	۶۷۱۲	۱/۵۳	۱/۳۳	۰/۸۵	۰/۴۱	۰/۳۹	۱۲/۷۰
		تعیین نسبت میانگین	هارگریوز-سامانی	۴۹۳۱	۱/۳۲	۱/۲۲	۰/۸۵	۰/۵۷	۰/۳۶	۱۱/۸۰
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۴۷۴۵	۱/۲۹	۱/۲۲	۰/۸۵	۰/۵۹	۰/۳۵	۱۱/۵۲
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۴۸۱۴	۱/۳۰	۱/۲۳	۰/۸۵	۰/۵۸	۰/۳۶	۱۱/۶۰
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۵۳۸۹	۱/۳۸	۱/۲۵	۰/۸۵	۰/۵۳	۰/۳۷	۱۲/۲۸
۴	سرخس	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۳۱۳۴	۱/۴۸	۱/۱۸	۰/۸۴	۰/۶۱	۰/۲۷	۱۲/۲۷
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲۴۰۹	۱/۳۰	۰/۹۸	۰/۸۴	۰/۷۰	۰/۳۹	۱۰/۷۶
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۲۴۸۵	۱/۳۲	۰/۹۴	۰/۸۴	۰/۶۹	۰/۴۱	۱۰/۹۳
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲۴۸۵	۱/۳۲	۰/۹۴	۰/۸۴	۰/۶۹	۰/۴۱	۱۰/۹۳
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱۵۹۸	۱/۰۵	۱/۲۵	۰/۹۲	۰/۶۹	۰/۳۱	۱۲/۵۰
۵	قوچان	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۸۱۵	۰/۷۵	۱/۰۱	۰/۹۲	۰/۸۴	۰/۲۷	۸/۹۳
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۸۳۵	۰/۷۶	۱/۰۷	۰/۹۲	۰/۸۴	۰/۲۶	۹/۰۵
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۷۹۰	۰/۷۴	۱/۰۰	۰/۹۲	۰/۸۵	۰/۲۷	۸/۸۰
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۸۰۹	۰/۷۴	۰/۹۹	۰/۹۲	۰/۸۴	۰/۲۸	۸/۹۰
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۲۴۹۶	۱/۱۲	۱/۲۵	۰/۹۲	۰/۶۶	۰/۳۰	۱۱/۱۴
۶	کاشمر	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۱۰۳۸	۰/۷۵	۱/۰۲	۰/۹۲	۰/۸۵	۰/۲۴	۷/۵۰
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۱۰۳۶	۰/۷۵	۱/۰۳	۰/۹۲	۰/۸۵	۰/۲۴	۷/۴۹
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱۱۵۳	۰/۸۰	۱/۰۷	۰/۹۲	۰/۸۳	۰/۲۵	۷/۹۰
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۱۰۵۰	۰/۷۶	۱/۰۶	۰/۹۳	۰/۸۵	۰/۲۴	۷/۵۴
۷	گلستان	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۱۱۹۵	۱/۰۶	۰/۹۷	۰/۹۰	۰/۸۰	۰/۳۰	۱۰/۸۲
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۱۳۴۹	۱/۱۳	۰/۹۱	۰/۸۹	۰/۷۷	۰/۳۴	۱۱/۴۹
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱۴۴۴	۱/۱۵	۰/۸۶	۰/۹۰	۰/۷۶	۰/۳۶	۱۱/۷۳
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۱۴۰۴	۱/۱۵	۰/۸۶	۰/۹۰	۰/۷۶	۰/۳۶	۱۱/۷۲
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱۳۰۳	۱/۱۱	۰/۸۶	۰/۹۱	۰/۷۸	۰/۳۵	۱۱/۳۰
۸	گناباد	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۱۹۵۲	۱/۲۳	۱/۱۸	۰/۸۹	۰/۷۱	۰/۲۱	۱۰/۵۴
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۱۴۵۱	۱/۰۶	۱/۰۱	۰/۸۹	۰/۷۹	۰/۳۱	۹/۰۸
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱۹۲۷	۱/۲۲	۰/۹۸	۰/۸۵	۰/۷۲	۰/۳۷	۱۰/۴۷
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲۱۱۸	۱/۲۸	۱/۰۵	۰/۸۴	۰/۶۹	۰/۳۶	۱۰/۹۷
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۴۴۱۳	۱/۸۴	۱/۲۳	۰/۸۲	۰/۳۵	۰/۲۴	۱۵/۸۴
۹	مشهد	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۴۱۳۵	۱/۱۲	۱/۲۰	۰/۹۱	۰/۷۳	۰/۳۰	۱۱/۴۸
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲۵۰۰	۰/۸۷	۱/۰۰	۰/۹۱	۰/۸۳	۰/۲۸	۸/۹۳
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۲۱۱۵	۰/۸۰	۰/۹۷	۰/۹۳	۰/۸۶	۰/۲۷	۸/۲۲
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲۳۶۰	۰/۸۵	۰/۹۶	۰/۹۲	۰/۸۴	۰/۲۸	۸/۶۸
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۲۶۴۲	۰/۹۰	۱/۱۲	۰/۹۴	۰/۸۲	۰/۲۶	۹/۱۸
۱۰	نیشابور	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۲۱۹۶	۱/۴۵	۱/۴۰	۰/۹۲	۰/۴۰	۰/۳۷	۱۶/۱۱
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۶۲۰	۰/۷۷	۱/۰۸	۰/۹۳	۰/۸۳	۰/۲۵	۸/۵۶
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۶۲۳	۰/۷۷	۱/۱۰	۰/۹۲	۰/۸۳	۰/۲۵	۸/۵۸
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۷۷۹	۰/۸۶	۱/۱۱	۰/۹۱	۰/۷۹	۰/۲۸	۹/۶۰
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۸۹۶	۰/۹۳	۱/۱۶	۰/۹۲	۰/۷۶	۰/۲۹	۱۱/۲۹

جدول ۴- اولویت‌بندی روش‌های برآورد از نظر شاخص‌های آماری

ردیف	نام ایستگاه	روش برآورد	شاخص‌های آماری	SSE	RMSE	r	R	CE	GSD	NRMSE
۱	تریت جام	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۲	۲	۱	۱	۲	۴	۲
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۳	۳	۴	۳	۳	۲	۳
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۵	۵	۵	۴	۵	۳	۵
۲	تریت حیدریه	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۴	۴	۴	۳	۴	۴	۴
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲	۲	۳	۲	۲	۲	۱
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۲	۲	۱	۱	۱
۳	سبزوار	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۴	۵	۴	۵	۵	۵
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۳	۳	۲	۴	۳	۳	۳
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۱	۱	۱	۱	۱
۴	سرخس	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۴	۴	۲	۴	۱	۴
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۱	۱	۲	۱	۱	۱	۱
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۲	۲	۳	۲	۲	۲	۲
۵	قوچان	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۵	۵	۲	۵	۵	۵
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۳	۳	۳	۲	۳	۳	۳
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۱	۳	۱	۱	۱
۶	کاشمر	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۴	۵	۵	۴	۵	۵
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲	۲	۳	۲	۲	۲	۲
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۱	۲	۱	۱	۱
۷	گلستان	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۴	۵	۵	۴	۵	۵
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۳	۳	۳	۲	۳	۳	۳
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۱	۳	۱	۱	۱
۸	گناباد	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۴	۴	۲	۳	۳	۳
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲	۲	۲	۳	۲	۲	۲
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۱	۱	۱	۱	۱
۹	مشهد	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۵	۵	۵	۵	۵	۵
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۳	۳	۱	۴	۳	۳	۳
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۲	۲	۱	۲	۱
۱۰	نیشابور	هارگریوز-سامانی	تعیین نسبت میانگین	۵	۵	۴	۱	۴	۴	۴
		معادله ضریب تصحیح اول	معادله ضریب تصحیح دوم	۲	۲	۲	۲	۱	۲	۲
		معادله ضریب تصحیح سوم	هارگریوز-سامانی	۱	۱	۱	۱	۱	۱	۱

جدول ۵- اولویت‌بندی روش‌های برآورد ضریب تصحیح برای ایستگاه‌های مختلف سینوپتیک استان خراسان شمالی

اولویت	روش برآورد	نام ایستگاه	ردیف	تریت جام
۲	هارگریوز-سامانی		۱	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۵	معادله ضریب تصحیح اول			
۴	معادله ضریب تصحیح دوم			
۱	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی	تریت حیریه	۲	
۲	تعیین نسبت میانگین			
۳	معادله ضریب تصحیح اول			
۴	معادله ضریب تصحیح دوم			
۱	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی	سپزوار	۳	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۱	معادله ضریب تصحیح اول			
۲	معادله ضریب تصحیح دوم			
۴	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی	سرخس	۴	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۱	معادله ضریب تصحیح اول			
۲	معادله ضریب تصحیح دوم			
۴	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی	قوچان	۵	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۱	معادله ضریب تصحیح اول			
۲	معادله ضریب تصحیح دوم			
۴	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی	کاشمر	۶	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۴	معادله ضریب تصحیح اول			
۱	معادله ضریب تصحیح دوم			
۲	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی	گلستان	۷	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۴	معادله ضریب تصحیح اول			
۵	معادله ضریب تصحیح دوم			
۳	معادله ضریب تصحیح سوم			
۱	هارگریوز-سامانی	گناباد	۸	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۴	معادله ضریب تصحیح اول			
۵	معادله ضریب تصحیح دوم			
۲	معادله ضریب تصحیح سوم			
۳	هارگریوز-سامانی	مشهد	۹	
۱	تعیین نسبت میانگین			
۲	معادله ضریب تصحیح اول			
۴	معادله ضریب تصحیح دوم			
۵	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی	نیشابور	۱۰	
۳	تعیین نسبت میانگین			
۱	معادله ضریب تصحیح اول			
۲	معادله ضریب تصحیح دوم			
۴	معادله ضریب تصحیح سوم			
۵	هارگریوز-سامانی			
۱	تعیین نسبت میانگین			
۲	معادله ضریب تصحیح اول			
۳	معادله ضریب تصحیح دوم			
۴	معادله ضریب تصحیح سوم			

$$GSD = \frac{RMSE}{\hat{y}_{mean}} \quad (6)$$

$$r = \frac{\sum_{i=1}^n \hat{y}_i}{\sum_{i=1}^n y_i} \quad (7)$$

$$SEE = \frac{\sum_{i=1}^n (y_{act} - \hat{y}_i)^2}{n} \quad (8)$$

در این روابط، y_i مقادیر برآورد شده به روش FPM، \hat{y}_i مقادیر اصلاح شده H-S y_{mean} میانگین مقادیر برآورد شده به روش FPM، \hat{y}_{mean} میانگین مقادیر اصلاح شده H-S n تعداد داده‌ها می‌باشد.

نتایج و بحث

سه معادله ۱۱-۹ بهترین تیپ معادلات هستند که با آزمون و خطابه دست آمدند.

$$k = N_0 \times (T_{max} + A)^{N_1} \times (T_{avg} + B)^{N_2} \times RH_{avg}^{N_3} \times RH_{max}^{N_4} \times RH_{min}^{N_5} \times \left(\frac{RH_{max}}{RH_{mean}} \right)^{N_6} \times \left(\frac{RH_{min}}{RH_{mean}} \right)^{N_7} \quad (9)$$

$$k = N_0 \times RH_{avg}^{N_1} \times RH_{min}^{N_2} \times \left(\frac{RH_{min}}{RH_{mean}} \right)^{N_3} \quad (10)$$

بر مبنای داده‌های واسنجی (۸۰٪)، ضرایب ثابت مربوط به معادلات تصحیح سه-گانه به تفکیک ایستگاه‌های سینوپتیک محاسبه و در جدول (۲) آورده شده‌اند.

پارامترهای محاسبه شده به روشنی نشان می‌دهد که حتی برای ایستگاه‌های مجاور هم نیز مقدار آن‌ها ثابت نمی‌باشد. عدم یکسان بودن پارامترها مستقیماً منجر به عدم یکسانی ضرایب تصحیح برای ایستگاه‌های مختلف می‌شود. بر مبنای داده‌های تایید (۲۰٪)، کارایی سه تیپ کلی معادلات اصلاحی (۱۱-۹) به همراه با نگرش روش میانگین نسبت‌ها و نیز معادله H-S بدون تصحیح، محاسبه و نتایج آن‌ها در جدول ۳ آورده شده است.

آماره‌های ارزیابی مربوط به ضرایب تصحیح نسبی بوده و نمی‌توان آن‌ها را به صورت مطلق تحلیل کرد. بر مبنای جدول ۳، برای هر یک از ایستگاه‌های سینوپتیک، پنج روش محاسبه‌ی ضریب تصحیح متفاوت وجود دارد که بر مبنای ۷ معیار ارزیابی سنجیده شده‌اند. برای تصمیم‌گیری نهایی در مورد این که برای هر ایستگاه کدام روش محاسبه‌ی ضریب تصحیح مناسب‌تر است، در گام اول برای هر ایستگاه و به ازاء هر کدام از معیارهای ارزیابی، ۵ روش متفاوت اولویت‌بندی شدند (جدول ۴).

جهت ارایه‌ی نتیجه‌ای کاربردی از این تحقیق، موقیت ایستگاه‌های تبخیرسنگی بر روی نقشه‌ی استان مشخص گردید. برای یافتن پاسخی برای این پرسش که هر کدام از این ایستگاه‌ها از چه ضریب تصحیحی استفاده کنند تا ET_0 محاسبه شده از معادله‌ی $ET_0 = H-S$ از روی داده‌های موجود در این ایستگاه‌ها به مقدار واقعی $F-P-M$ محاسبه شود (ولی داده‌های آن موجود نیست) تبدیل شود، محدوده‌ی تاثیر هر ایستگاه سینوپتیک را توسط شبکه‌ی تیسن ترسیم کرده و ایستگاه‌های تبخیرسنگی در هر شبکه را به دست آوردم. نتایج به دست آمده در جدول ۷ آورده شده است.

نتیجه‌گیری

در این تحقیق با استفاده از تمامی پارامترهایی که در ایستگاه‌های تبخیرسنگی برداشت می‌شوند، اقدام به استخراج معادلاتی جهت تصحیح روش هارگریوز-سامانی گردید، که با درنظر قرار دادن دقت برآوردها سه معادله نتیجه شد. با سعی و خطأ، سه تیپ معادله‌ی تصحیح به دست آمد و ضرایب ثابت آن‌ها در هر ایستگاه سینوپتیک برآورد گردید. ضرایب تصحیح در ایستگاه‌های مختلف یکسان نبود که نشان می‌دهد استفاده از تنها یک ضریب تصحیح ثابت برای تبدیل $H-S$ به FPM امکان‌پذیر نمی‌باشد. برمنای ۷ معیار ارزیابی، روش‌های مختلف تصحیح در ایستگاه‌های سینوپتیک اولویت‌بندی و بهترین اولویت برای هر ایستگاه به دست آمد.

بر این مبنای، در ایستگاه‌های سینوپتیک گرمتر ضریب تصحیح اول که پارامترهای دما و رطوبت را دارند از اولویت بهتری برخوردار بودند، در حالی که در ایستگاه‌های سینوپتیکی که دارای باران سالانه بیشتری بوده و سردوتر بودند، ضریب تصحیح دوم و سوم که پارامتر رطوبت را داشتند، مناسب‌تر تشخیص داده شدند.

سپس در گام دوم برای هر ایستگاه و برای هر کدام از روش‌های متفاوت محاسبه‌ی ضریب تصحیح، مجموع اولویت‌بندی‌ها محاسبه گردید تا تأثیر روش‌های متفاوت ارزیابی بر طرف گردد (جدول ۵). یکی از مزایای استفاده از معیارهای متفاوت ارزیابی، پرهیز از اریب بودن احتمالی نتایج این روش‌ها می‌باشد. اتخاذ تعداد زیاد معیارها چنین اریب‌های احتمالی را سرشکن کرده و لذا جواب‌ها پایدارتر نمایان خواهد شد.

بر اساس جداول ۴ و ۵، معادله‌ی ضریب تصحیح اول برای ایستگاه‌های سبزوار، کاشمر و مشهد، ضریب تصحیح دوم برای ایستگاه‌های قوچان و ضریب تصحیح سوم برای ایستگاه‌های تربت حیدریه و تربت جام و روش نسبت میانگین‌ها برای ایستگاه‌های سرخس، گناباد و نیشابور از اولویت بهتری برخوردار بودند. در حالی که در ایستگاه گلمکان نیازی به ضریب تصحیح نبوده و روش $H-S$ از دیگر معادلات اصلاح شده‌ی آن، مناسب‌تر تشخیص داده شد (جدول ۶).

جدول ۶- بهترین روش تصحیح معادله‌ی هارگریوز-سامانی در ایستگاه‌های مختلف سینوپتیک در استان خراسان رضوی

ردیف	نام ایستگاه	روش تصحیح
۱	تربت جام	معادله ضریب تصحیح سوم
۲	تربت حیدریه	معادله ضریب تصحیح سوم
۳	سبزوار	معادله ضریب تصحیح اول
۴	سرخس	تعیین نسبت میانگین
۵	قوچان	معادله ضریب تصحیح دوم
۶	کاشمر	معادله ضریب تصحیح اول
۷	گلمکان	هارگریوز - سامانی
۸	گناباد	تعیین نسبت میانگین
۹	مشهد	معادله ضریب تصحیح اول
۱۰	نیشابور	تعیین نسبت میانگین

جدول ۷- ایستگاه‌های تبخیرسنگی مجاور هر یک از ایستگاه‌های سینوپتیک در استان خراسان رضوی

ردیف	ایستگاه سینوپتیک	ایستگاه‌های تبخیرسنگی مجاور ایستگاه سینوپتیک
۱	تربت جام	ده منج، سنگان خوف، خیرآباد
۲	تربت حیدریه	فرهادگرد، صنوبر، بکاول
۳	سبزوار	مزینان، منبع شیرین
۴	سرخس	بنزگان، مزدوران، پل خاتون
۵	قوچان	فرخان، نیکجه، خرو، شنگ سوراخ، شه خالید
۶	کاشمر	درونه، مهنه
۷	گلمکان	دهنه شور، بار- اریه، قدیرآباد، اردک، مارشك
۸	گناباد	باغ سنگان، چنت آباد، بشرویه، ایران باریت
۹	مشهد	سد کارده، زشک، سد طرق، ملک آباد، کرتیان
۱۰	نیشابور	محمدآباد، فدیشه

نجفی، پ.، م.، احتشامی و م.، ستار. ۱۳۷۸. مدل ارزیابی تبخیر-تعرق گیاه مرجع در مناطق خشک و نیمه خشک ایران با استفاده از پارامتر درجه حرارت. مجموعه مقالات هفتمین سمینار سراسری آبیاری و کاهش تبخیر، کرمان، ۲۳۹-۲۴۷.

نیازی، ج.، فولادمند، ح.، احمدی، س.، ح. و وزیری، ج.، ۱۳۸۴. محاسبه نیاز آبی و ضریب گیاهی محصول گندم در منطقه زرقان در استان فارس، مجله علمی پژوهشی علوم کشاورزی، سال ۹، شماره (۱). ص: ۱-۸.

Allen, R.G., Pereira, L.S., Raes, D., and Smith, M., 1998. Crop Evapotranspiration For Computing Crop Water Requirements. FAO Irrigation and Drainage Paper, NO. 56, Rome, Italy.

Allen, R.G. and W.O. Pruitt. 1991. FAO-24 Reference evapotranspiration factors. J. of Irrig. and Drainage Engineering. 117(5):758-773 .

Amatya D.M., Skaggs R.W., and Gregory J.D.1995. Comparison of methods for estimating REF-ET. Proc. ASCE J. Irrig. Drain. Eng. 121 (6), 427-435 .

Bautista F. and D. Bautista. 2008., Calibration of the equations of Hargreaves and Thornthwaite to estimate the potential evapotranspiration in semi-arid and sunhumid tropical climates for regional applications, Journal of Atmosphera, 22(4)., 331-348.

Berengena J., and Gavilan P. 2005. Reference evapotranspiration estimation in a highly advective semiarid environment. J. Irrig. Drain. Eng., ASCE 131 (2), 147-163 .

Castaneda, L. and P. Rao. 2005. Comparison of methods for estimating reference evapotranspiration in southern California. Journal of Environmental Hydrology, Vol. 13, paper 1, pp: 58--70

Droogers, p., and R.G., Allen, 2002., Estimating reference evapotranspiration under inaccurate data conditions. Irrigation and Drainage J.16: 33-45.

Fooladmand H. R., and Haghight M. 2007. Spatial and temporal calibration of Hargreaves equation for calculating monthly ET₀ based on Penman-Monteith method. Irr. Drain. 56: 439-449.

Fooladmand H.R., and Sepaskhah, A. R., 2005. Evaluation and Calibration of three evapotranspiration equations in a semiarid region. Iran-Water Resour Res. 1(2): 1-6

Fooladmand, H.R., Zandilak, H., Ravanan, M.H., 2010, Comparison of different types of Hargreaves equation for estimating monthly evapotranspiration in the south of Iran, Journal of Agronomy and Soil Science, 54(3), 321-330.

Gavilan, P., I.J. Lorite, S. Tornero and J. Berengenaa, 2006. Regional calibration of Hargreaves equation for estimating reference Et in a semiarid environment., Agric. Water Manage., 821: 257- 281

Hargreaves, G.H. and Allen, R.G. 2003. History and evaluation of Hargreaves evapotranspiration equation. Journal of Irrigation and Drainage

طبق نتایج بدست آمده از این مطالعه، در ایستگاه گلمکان روش هارگریوز- سامانی از دقت بالایی برخودار بوده به گونه‌ای که هیچ یک از معادلات و روش تعیین نسبت میانگین نتوانست مقادیر دقیق‌تری از آن را نتیجه دهد.

به عنوان نتیجه‌ای کاربردی، محدوده‌ی تاثیر هر ایستگاه سینوپتیک توسط شبکه‌ی تیسن مشخص و ایستگاه‌های تبخیرسنجی در هر محدوده‌ی تاثیر بدست آمد.

مراجع

تفضلی، ف. ۱۳۸۵. ارزیابی حساسیت مدل‌های برآورد تبخیر و تعرق به تابش ورودی روزانه در شرایط اقلیمی همدان. پایان‌نامه کارشناسی ارشد گروه مهندسی آب، دانشکده کشاورزی، دانشگاه بوعلی سینا، همدان.

جهانبخش اصل، س.، ع.ا. موحد دانش و و. مولوی، ۱۳۸۰. تحلیل مدل‌های برآورد تبخیر- تعرق برای ایستگاه هواشناسی تبریز،

مجله دانش کشاورزی، ۱۱(۲). ص: ۳۸-۵۰.

رحیمی خوب، ع.، بهبهانی، س.، م.، ر.، و نظری فر، م.، ۱۳۸۵. بررسی استفاده از حداقل داده‌های هواشناسی در معادله پمن- مانتیث (مطالعه موردی: استان خوزستان)، مجله علمی پژوهشی علوم کشاورزی، سال ۱۲، شماره (۳). ص: ۵۹۱-۵۶۰.

رضایی، ع.، بختیاری، ب.، هوشیاری پور، ف.، دهقانی اناری، م. ۱۳۸۶. ارزیابی روش‌های مختلف برآورد تبخیر- تعرق گیاه مرجع با استفاده از سنجش‌های لایسیمتری (مطالعه موردی: شهر کرمان)، نهمین سمینار سراسری آبیاری و کاهش تبخیر، کرمان، ص: ۱۲۱-۱۲۸.

شریفان، ح.، ب.، قهرمان، ا.، علیزاده، و س.م. میرلطیفی، ۱۳۸۵. مقایسه روش‌های مختلف برآورد تبخیر- تعرق مرجع (ترکیبی و دمایی) با روش استاندارد و بررسی اثرات خشکی هوا برآن، مجله علمی-پژوهشی علوم کشاورزی و منابع طبیعی، سال ۱۳، شماره ۱۵. ص ۳۷-۵۱.

علیزاده، ا.، خانجانی، م.، ج.، تراز، ح.، رهنورد، م.، ر.، ۱۳۸۵. بررسی اثرات اصلاح داده‌های دما بر دقت محاسبات تبخیر- تعرق و مقایسه آن با نتایج بدست آمده از لایسیمتر وزنی. مجله علمی پژوهشی جغرافیا و توسعه ناحیه‌ای، شماره ع بهار و تابستان، ص: ۹۱-۹۶.

کوچک زاده، م. و بهمنی، ع.، ۱۳۸۴، ارزیابی عملکرد شبکه‌های عصبی مصنوعی در کاهش پارامترهای مورد نیاز جهت برآورد تبخیر و تعرق مرجع، مجله علمی پژوهشی علوم کشاورزی، سال ۱۱، شماره (۴). ص: ۸۷-۹۷.

- Saghrevani, S.R., Sa'ari, M., Shaharin I., and Randjbaran, E., 2009., Comparison of daily and monthly results of three evapotranspiration models in tropical zone (A case Study), American J. of Enviro. Sci., 5(6), 698-705.
- Vanderlinden, K., Giraldez, J., V., and Van Meirvenne, M. (2004). Assessing Reference Evapotranspiration by the Hargreaves Method in Southern Spain., Journal of Irrigation and Drainage Engineering, 130(3).
- Yoder, R. E. , Odhiambo, L. O. and Wright, W. C., 2005. Evaluation of Methods For Estimating Daily Reference Crop evapotranspiration at a Site In The Humid Southeast United States. J. of Applied Eng. Agri. 21(2), 197-202.
- Engineering, 129(1): 53-63.
- Jensen, M. E., Burman, R. D. and Allan R. G. 1990 .Evapotranspiration and Irrigation water requirement. ASCE Manual and Report on Engineering Practice No.70. ASCE, New York.
- Kouchakzadeh, M. and Nikbakht, J., 2004, Comparison of Different Methods to Estimate Reference vapotranspiration in Iran Different Climate with PMFAO Standard Method, Agricultural Sciences, 10(3): 43-57.
- Sabziparvar, A.A., Tafazoli, F., Zare byaneh, H., Banejad, H., Mousavi Bayegi, M., Ghafouri, Salih, A.M. and Sendil, U., 1983, Evapotranspiration under Extremely Arid Environment, J. Irrig. Drain. Eng. 110(3): 289–303 .

تاریخ دریافت: ۱۳۹۱/۱۲/۲۳

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۲/۱۰/۱

Optimum Correction Factor for Hargreaves– Samani Method for Determination of Reference Crop Evapotranspiration (Case study: Khorasan Razavi Province)

B. Ghahraman^{1*}, H. Sharifan², K. Davary³, I. Karimirad⁴

Abstract

Reference Crop Evapotranspiration (ET₀) is one of the most important component of hydrologic cycle. It is estimated either through lysimetry or by empirical equations. Hargreaves-Samani (H-S) is one of the simplest methods that needs only to temperature data (minimum and maximum daily). The purpose of this paper is to find the best correction factor applying to H-S method that translates to the assumed true Fao Penman Monthis method for synoptic stations of Khorasan Razavi Province. Such a correction factor, however, is taken constant in nearly all of the published papers, which demands for local-nature. Here, it is considered as a function of those meteorological variables available at evaporation stations, considering temperature and humidity ones, and some regression equations were derived. The parameters of these equations, based on the results, were not constant for different synoptic stations, which confirms for non-constant correction factor. Different equations were ranked based on 7 different evaluation methods and the best equation was found for each synoptic station. Influence region for each synoptic station was determined and evaporation stations within each region were determined.

Keywords :Arid and semi-arid region, Evaporation station, Modeling, Synoptic station.

Received: 2-13-2013

Accepted: 12-21-2013

1- Professor, Water Engineering Department, Ferdowsi University of Mashhad

(* - Corresponding Author E-mail: bijangh@um.ac.ir)

2- Assistant Professor, Water Engineering Department, Gorgan University of Agriculture and Natural Resources Sciences

3- Associate Professor, Water Engineering Department, Ferdowsi University of Mashhad

4- Former Graduate Student of Irrigation and Drainage, Water Engineering Department, Gorgan University of Agriculture and Natural Resources Sciences