

مطالعه تطبیقی روش‌های برآورده بارش مؤثر در زراعت گندم دیم در اقلیم‌های مختلف ایران

جابر رحیمی* - دانشجوی دکترای هواشناسی کشاورزی، گروه مهندسی آبیاری و آبادانی، پردیس کشاورزی و منابع طبیعی دانشگاه تهران
جواد بذرافشان - استادیار گروه مهندسی آبیاری و آبادانی، پردیس کشاورزی و منابع طبیعی دانشگاه تهران
علی خلیلی - استاد گروه مهندسی آبیاری و آبادانی، پردیس کشاورزی و منابع طبیعی دانشگاه تهران

تأیید نهایی: ۱۳۹۲/۰۶/۲۵ پذیرش مقاله: ۱۳۹۱/۰۷/۱۲

چکیده

برآورده بارش مؤثر که قسمتی از بارش کل بوده و برای تأمین نیازهای تبخیر - تعرقی در بخش توسعه ریشه‌گیاه در دسترس است، بهدلیل هزینه بالای به کارگیری ابزارهای دقیق، عدم تأثیر کمک روش‌های تجربی انجام می‌شود. هدف از این پژوهش، مقایسه چند روش تجربی برآورده بارش مؤثر با روش مبتنی بر بیلان آب - خاک و معرفی روش تجربی مناسب در اقلیم‌های مختلف کشور است. برای این امر از داده‌های هواشناسی، فنولوژی و خاک و عملکرد گندم دیم مربوط به بیست و یک استانگاه هواشناسی کشاورزی کشور (نماینده اقلیم‌های خشک، نیمه‌خشک، نیمه‌مرطوب و مرطوب) استفاده شد. نتایج حاصل از این پژوهش نشان داد که مدل بیلان آب - خاک تدوین شده با توجه به محدودیت‌های داده‌های اندازه‌گیری، توانایی مناسبی را در تعیین بخشی از تغییرات میزان مخصوص گندم دیم - که به وسیله تغییرات در میزان بارش مؤثر قابل توجیه است - دارد. همچنین هرچه میزان ضریب خشکی دومارتن افزایش یابد، درصدی از بارش که در کشت گندم دیم مؤثر است، کاهش خواهد یافت. در مناطق با هویت اقلیمی خشک و نیمه‌خشک، روش تجربی نسبت تبخیر - تعرق به بارش و در مناطق با هویت اقلیمی مرطوب و نیمه‌مرطوب، به ترتیب روش‌های اداره حفاظت خاک ایالات متحده و فائو نسبت به روش‌های تجربی دیگر برتری دارند.

کلیدواژه‌ها: ایران، بارش مؤثر، بیلان آب - خاک، روش‌های تجربی، گندم دیم.

مقدمه

در بین عوامل مؤثر بر تولیدات زراعی، بهویژه محصولات دیم، عامل بارندگی و نحوه توزیع و فصل بارش آن، نقش بارز و تعیین‌کننده‌ای دارد. از سویی تمامی بارشی که طی سال زراعی رخ می‌دهد، در عملکرد زراعی محصولات مختلف به‌طور

یکسان مؤثر نیست و به مصرف زراعت نمی‌رسد. به طور کلی، جامع‌ترین تعریف بارش مؤثر که از ترکیب تعاریف فرهنگ اصطلاحات آبیاری و زهکشی کمیته بین‌المللی آبیاری و زهکشی (۱۹۷۸) و مطالعات بوس (۱۹۸۰، ۱۹۷۴) در مورد کارایی مصرف آب در سطح مزرعه به دست می‌آید، به‌شرح زیر بیان می‌شود:

«بارش مؤثر، قسمتی از بارش کل است که در سطح زیر کشت محصول، در بازه زمانی معین برای تأمین نیازهای تبخیر - تعرق در ناحیه توسعه ریشه در دسترس است.»

در این تعریف، نکته‌های زیر اهمیت دارد:

الف) لحاظ‌کردن گزاره «سطح زیر کشت» به این دلیل است که مرتبه مؤثر بودن بارش در حالتی که زمین به صورت آیش باشد، می‌تواند برای کشت محصول بعدی از خیلی مفید تا خیلی مخرب متغیر باشد.

ب) گزاره «بازه زمانی معین» به هر بازه زمانی بین تاریخ کاشت تا تاریخ برداشت گفته می‌شود که انتخاب آن به دیدگاه پژوهشگر بستگی دارد.

ج) گزاره «تأمین نیازهای تبخیر - تعرقی» نشان‌گر آن است که در این تعریف بارانی که صرف شست‌وشوی خاک می‌شود، بارش مؤثر در نظر گرفته نمی‌شود (bos و همکاران، ۲۰۰۹: ۲۲).

به‌طور کلی روش‌های تعیین بارش مؤثر به سه دسته تقسیم می‌شوند:

الف) اندازه‌گیری مستقیم؛

ب) روش‌های تجربی؛

ج) مدل بیلان آب - خاک.

به‌دلیل هزینه‌های زیاد اندازه‌گیری و نگهداری ادواتی چون لایسیمتر، به‌طور معمول از روش‌های تجربی و بیلان آب - خاک برای برآورد بارش مؤثر استفاده می‌شود. روش‌های میتنی بر بیلان آب - خاک، بعد از روش‌های اندازه‌گیری مستقیم بیشترین دقت را دارند (اویناش و همکاران، ۱۹۹۰: ۱۸۲).

در زمینه بارش مؤثر، سادات میرئی (۱۳۷۶) بارش مؤثر را در چند نمونه اقلیمی ایران برآورد کرد. وی پس از مقایسه بارش مؤثر به‌دست‌آمده از روش‌های مختلف با مدل بیلان آب - خاک بهمنزله معیار، مشاهده کرد که در مناطق انزلی، گرگان، کرمانشاه، تبریز، مشهد و بندرعباس روش‌های اداره حفاظت خاک ایالات متحده و روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده و فائو، به ترتیب بهترین نتایج را دادند و در مناطق خشک و نیمه‌خشک تهران، اصفهان، زاهدان و یزد، به ترتیب روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده، روش فائو و روش اداره حفاظت خاک ایالات متحده برتری داشتند.

عزیزی (۱۳۷۹) طی پژوهشی به برآورد بارش مؤثر در رابطه با کشت گندم دیم در دشت خرم‌آباد پرداخته و از روش اداره حفاظت خاک ایالات متحده استفاده کرد. در این روش، مقادیر بارش مؤثر بر مبنای بارش، تبخیر و تعرق ماهانه و همچنین عمق ذخیره آب یا عمق آبیاری محاسبه و برآورد شده است.

مجرد و همکاران (۱۳۸۴) روش‌های مختلف برآورد مقادیر بارش مؤثر و نیاز آبی ماهانه برای کشت برنج را در جلگه مازندران مورد سنجش قرار دادند و نتیجه گرفتند که روش بارش قبل اطمینان، مقادیر بارش مؤثر را بیشتر از روش‌های دیگر محاسبه می‌کند.

موهان و همکاران (۱۹۹۶) به مقایسه چند روش برآورد بارش مؤثر برای کشت برنج پرداختند. بارش مؤثر به روش‌های بیلان آب - خاک، ایندیان - ۱، ایندیان - ۲، روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده، نسبت تبخیر- تعرق به بارندگی و روش ویتنام محاسبه شد و با روش بیلان آب - خاک بهمنزله روش مبنای، مورد مقایسه قرار گرفتند. نتایج نشان داد که از بین روش‌های مورد بررسی، روش نسبت تبخیر- تعرق به بارندگی و روش ایندیان - ۲، به ترتیب در اولویت کاربرد برای برآورد بارش مؤثر در تعیین نیاز آبی گیاه برنج هستند.

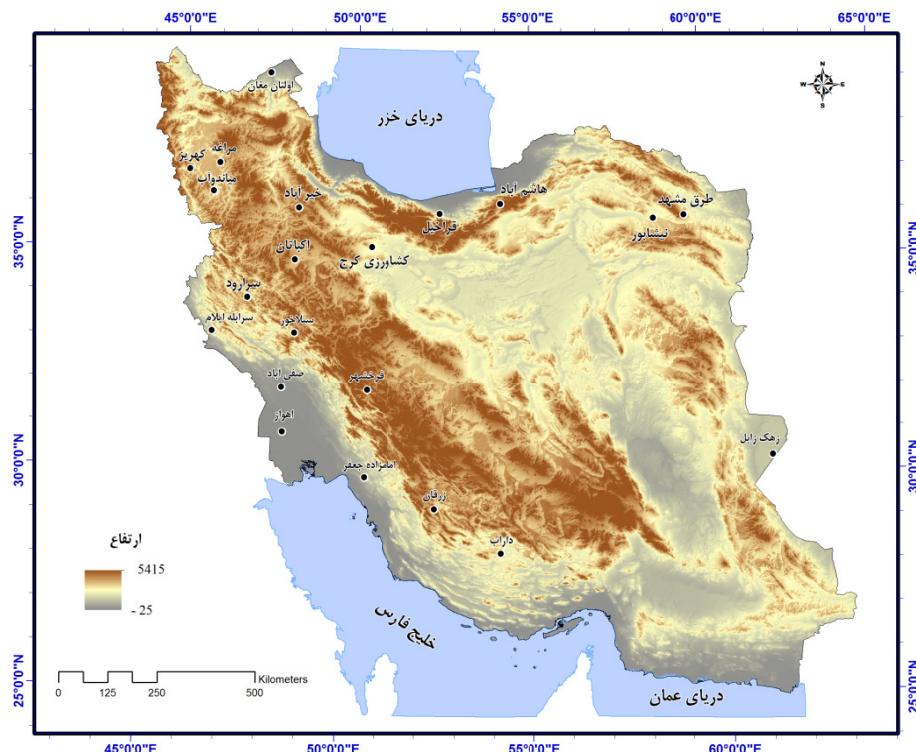
چاهون و همکاران (۲۰۰۱)، در زمینه اندازه‌گیری بارش و برآورد بارش مؤثر برای محصولات دیم و آبی، بارندگی مؤثر را مقداری از بارندگی دانسته‌اند که در منطقه ریشه گیاه ذخیره می‌شود. این پژوهشگران در بررسی خود از روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده استفاده کردند.

از آنجاکه آب مورد نیاز گندم دیم به طور عمده از طریق بارش‌های جوئی تأمین می‌شود، بنابراین آگاهی در زمینه میزان بارش مؤثر برای شناخت قابلیت‌ها و محدودیت‌های رطوبتی در سطح مناطق دیم‌خیز، بسیار اهمیت دارد (رحیمی و همکاران، ۱۳۹۰).

از این رو پژوهش پیش رو تلاش دارد تا با تحلیل بارش در چهار نمونه اقلیمی کشور (خشک، نیمه‌خشک، نیمه‌مرطوب و مرطوب) به بررسی کارایی هریک از روش‌های تجربی برآورد بارش مؤثر در زراعت گندم دیم در مقایسه با بارش مؤثر به‌دست‌آمده از روش بیلان آب - خاک، میتوان بر رهیافت پیشنهادی بپردازد.

مواد و روش‌ها

در این پژوهش داده‌های دمای حداقل و حداقل روزانه (درجه سانتی‌گراد)، حداقل و حداقل رطوبت نسبی (درصد)، تعداد ساعت‌های آفتابی روزانه، سرعت باد در ارتفاع دو متری از سطح زمین (کیلومتر/ روز) و بارندگی روزانه (میلی‌متر) به‌دست‌آمده از بیست‌ویک ایستگاه هواشناسی کشاورزی و سینوپتیک کشور با طول دوره آماری مشترک شانزده سال (سال‌های کشت ۱۹۹۵ تا ۲۰۰۹) گردآوری شد. بازسازی نواقص آماری بهروش همبستگی متقطع و روش نسبت نرمال انجام شد. همگنی داده‌های بارش با استفاده از روش آزمون توالی بررسی شد و مورد تأیید قرار گرفت. همچنین اطلاعات مربوط به شانزده سال عملکرد گندم دیم ایستگاه‌های منتخب از سازمان هواشناسی کشور دریافت شد. پس از انتخاب ایستگاه‌های مطالعاتی، اطلاعات مربوط به تاریخ‌های آغاز و پایان و طول هر یک از مراحل مختلف رشد گیاه گندم دیم و همچنین مقادیر رطوبت حجمی خاک در حالت ظرفیت زراعی و نقطه پژمردگی دائم در ایستگاه‌های هواشناسی کشاورزی جمع‌آوری شد و در ایستگاه‌های هواشناسی سینوپتیک مورد بررسی، بر اساس داده‌های موجود در برنامه OPTIWAT (علیزاده، ۱۳۸۶) برای هر منطقه تعیین شد.



شکل ۱. نقشه موقعیت جغرافیایی ایستگاه‌های هواشناسی مورد بررسی

مدل بیلان آب – خاک توسعه‌یافته

در روش‌های موجود برآورده بیلان رطوبتی روزانه آب – خاک، برای برآورد میزان بارش مؤثر (آن قسمت از بارش که مستقیماً جوابگوی نیاز آبی گیاه است)، رهیافت‌های متفاوتی وجود دارد. در برخی از مدل‌های بیلان آب – خاک، عمق توسعه ریشه در تمامی مراحل رشد ثابت و به اندازه عمق ریشه در زمان حداقل رشد گیاه فرض شده است (گریسن، ۱۹۸۴: ۲۹۱). در برخی دیگر، مقدار آب مازاد که از منطقه ریشه خارج می‌شود، مقدار نفوذ عمقی در نظر گرفته شده و جزء بارش مؤثر روزانه شمرده نمی‌شود (لاشاری و همکاران، ۲۰۱۰: ۶۸۱).

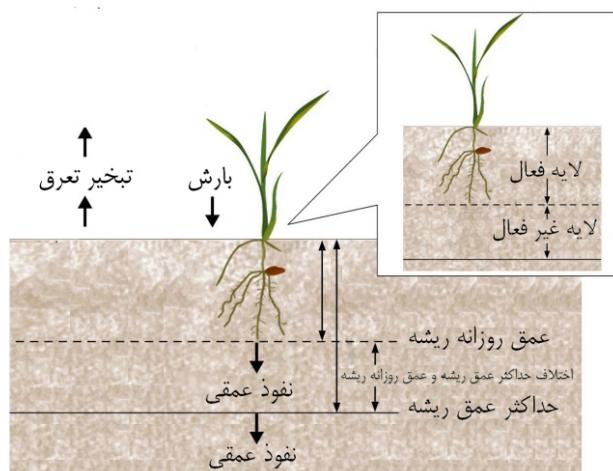
در این پژوهش تلاش شده است تا رهیافتی جدید مبتنی بر نقاط قوت رهیافت‌های موجود، به منظور برآورده قابل قبول از میزان بارش مؤثر در کشت گندم دیم، بر اساس تعریف ذکر شده ارائه شود (رحیمی، ۱۳۹۱). در مدل تدوین شده حاضر، خاک به صورت دولایه در نظر گرفته می‌شود.

لایه اول – منطقه رشد فعلی ریشه است و با گذشت زمان، عمق آن افزایش می‌یابد.

لایه دوم – در حد فاصل انتهای لایه اول و حداقل رشد گیاه، ضخامت آن با افزایش رشد ریشه کاهش می‌یابد؛ به طوری که در زمان حداقل رشد گیاه، ضخامت این لایه به صفر می‌رسد.

تفاوت مدل جدید با مدل‌های قبلی در آن است که مادامی که ریشه گیاه به عمق پایین‌تر منتقل می‌شود، از رطوبت ذخیره شده در لایه دوم منتفع می‌شود و این رطوبت بهمنزله بخشی از بارش مؤثر مد نظر قرار می‌گیرد که توانایی تأمین نیاز رطوبتی گیاه را دارد و به بارش مؤثر محاسبه شده در کل دوره رشد اضافه می‌شود (رحیمی و همکاران، ۱۳۹۱: ۷۸۶).

شکل (۲) نمایی از رهیافت پیشنهادی در تعیین بارش مؤثر و نفوذ عمقی را نشان می‌دهد.



شکل ۲. نمایی از رهیافت پیشنهادی در تعیین بارش مؤثر

در رهیافت حاضر، مقطع عرضی خاک به دو بخش لایه فعال و لایه غیرفعال تقسیم می‌شود. لایه فعال بخشی از خاک تا عمق توسعه روزانه ریشه است که جذب آب به وسیله ریشه از این لایه صورت می‌گیرد. لایه غیرفعال بخشی از خاک است که در زیر لایه فعال، بین حداقل عمق ریشه و عمق توسعه روزانه ریشه قرار دارد.

یکی از فرض‌های اصلی رهیافت جدید این است که مقدار بارشی که بیش از مقدار ظرفیت زراعی خاک (FC) در لایه فعال خاک است، با فرونشست عمقی از لایه فعال به لایه غیرفعال منتقل می‌شود، این در حالی است که اگر میزان بارندگی نفوذ یافته از لایه فعال به لایه غیرفعال از ظرفیت نگهداری آب در لایه غیرفعال هم بیشتر باشد، نفوذ عمقی از لایه غیرفعال رخ خواهد داد. در فرایند مدل‌سازی، از شار آب رو به بالا بهدلیل پیچیدگی معادلات صرف نظر شده است (حاجیال و همکاران، ۱۹۹۸).

برای لایه اول (لایه فعال) محتوای رطوبتی آب - خاک در پایان یک روز معین (t) با استفاده از رابطه (۱) محاسبه می‌شود (رحیمی و همکاران، ۱۳۹۱: ۷۸۶):

$$MC_{l(t)} = MC_{l(t-1)} + ISM_{(t)} + R_{(t)} - Q_{(t)} - ET_{(t)} - P_{l(t)} - PC \quad (1)$$

که در آن:

$$P_{l(t)} = \begin{cases} 0 & \text{if } MC_{l(t-1)} + ISM_{(t)} + R_{(t)} - Q_{(t)} - ET_{(t)} - PC \leq K_{l(t)} \\ MC_{l(t-1)} + ISM_{(t)} + R_{(t)} - Q_{(t)} - ET_{(t)} - K_{l(t)} - PC & \text{otherwise} \end{cases} \quad (2)$$

در غیر اینصورت،

که در آنها؛ MC_1 : محتوای رطوبتی لایه اول (لایه فعال)؛ R : مقدار بارندگی برحسب میلی‌متر؛ Q : رواناب؛ ISM : افزایش رطوبت خاک بهدلیل رشد روزانه ریشه؛ ET : تبخیر- تعرق؛ P : فرونشست عمقی از لایه اول (لایه فعال)؛

K_1 : مقدار برگاب؛ ظرفیت نگهداری آب در دسترس خاک (FC-PWP) در لایه اول است (کلیه واحدها برحسب میلی‌متر است).

برای برآورد محتوای رطوبتی لایه دو (غیر فعال) نیز، از روابطی مشابه آنچه برای لایه یک بیان شد استفاده شده است با این تفاوت که در لایه دو، هدرافت بهدلیل تبخیر-تعرق وجود ندارد (رابطه ۳).

$$MC_{2(t)} = MC_{2(t-1)} - ISM_{(t)} + P_{1(t)} - P_{2(t)} \quad (رابطه ۳)$$

که در آن:

$$P_{2(t)} = \begin{cases} 0 & \text{if } MC_{2(t-1)} - ISM_{(t)} + P_{1(t)} \leq K_{2(t)} \\ MC_{2(t-1)} - ISM_{(t)} + P_{1(t)} - K_{2(t)} & \text{در غیر اینصورت،} \end{cases} \quad (رابطه ۴)$$

که در آنها:

K_2 : محتوای رطوبتی لایه دوم (لایه غیر فعال)؛ P_2 : فرونشست عمقی از لایه دوم (لایه غیر فعال)؛ ظرفیت نگهداری آب در دسترس خاک (FC-PWP) در لایه دوم هستند (کلیه واحدها حسب میلی‌متر).

مدل‌سازی رشد ریشه: برای مدل‌سازی عمق روزانه ریشه برای کل دوره رشد از معادله سیگموئیدی (رابطه ۵) استفاده شده است (بارگ و گریمس، ۱۹۸۶، ۱۹۹۴).

$$RD_{(t)} = RDM[0.5 + 0.5 \sin(3.03(DAS/DTM) - 1.47)] \quad (رابطه ۵)$$

که در آن:

؛ شماره روز از ابتدای کاشت؛ $RD_{(t)}$: عمق روزانه ریشه برحسب میلی‌متر؛ RDM : عمق ریشه در زمان حداکثر رشد گیاه برحسب میلی‌متر؛ DAS : تعداد روز بعد از کاشت؛ DTM : تعداد کل روزها برای رسیدن به عمق ریشه در زمان حداکثر رشد گیاه است.

البته ذکر این نکته نیز حائز اهمیت است که با توجه به اینکه حداکثر عمق ریشه‌دهی به عوامل بسیار زیادی وابسته است، نمی‌توان به طور قطع در این مورد اظهار نظر کرد. همین عدم قطعیت در مورد تعداد روزهای لازم برای اینکه گیاه گندم به حداکثر عمق ریشه برسد نیز، وجود دارد؛ اما به طور متوسط، زمان رسیدن به حداکثر عمق ریشه را مرحله میانی رشد در نظر می‌گیرند (لاشاری و همکاران، ۱۰: ۶۸۱). همچنین میزان RD اولیه نیز با این فرض که در روز نخست کاشت با توجه به عمق آن، تبخیر از ۱۵۰ میلی‌متر فوکانی خاک انجام می‌گیرد، برابر ۱۵۰ میلی‌متر در نظر گرفته شده است (رائو، ۱۹۸۷؛ حاجیلال، ۱۹۹۸؛ ۱۷۹: ۱۶۳).

یادآوری می‌شود در حالتی که عمق ریشه به حداکثر خود می‌رسد، تنها یک لایه فعال وجود خواهد داشت، بنابراین محاسبات مربوط به لایه غیر فعال و همچنین افزایش رطوبت خاک، بهدلیل رشد روزانه ریشه متوقف خواهد شد. در این

مطالعه، حداکثر عمق ریشه‌دهی در خاک‌هایی با بافت سنگین، برابر ۸۰ سانتی‌متر و در خاک‌هایی با بافت سبک (مانند لومی‌شنی)، برابر ۱۲۰ سانتی‌متر در نظر گرفته شده است (ربکرت و همکاران، ۱۹۸۷: ۶۵۵).

ظرفیت نگهداری آب قابل دسترس در دو لایه خاک: ظرفیت نگهداری آب در دسترس خاک برای لایه اول با استفاده از رابطه‌های (۶) و (۷) محاسبه شده است.

$$K_{1(t)} = K_{1(t-1)} + (K_{2(t-1)} \times DRD) / (RDM - RD_{(t)}) \quad \text{if } RDM > RD_{(t)} \quad (6)$$

که در این رابطه DRD: افزایش روزانه عمق ریشه برحسب میلی‌متر است.

$$DRD = RD_{(t)} - RD_{(t-1)} \quad (7)$$

و برای لایه دوم خاک، ظرفیت نگهداری آب در دسترس خاک از رابطه (۸) بدست آمد.

$$K_{2(t)} = K_{2(t-1)} - P_{1(t)} + P_{2(t)} \quad (8)$$

افزایش رطوبت خاک، بهدلیل رشد روزانه ریشه برحسب میلی‌متر نیز با استفاده از رابطه (۹) محاسبه شد.

$$ISM_{(t)} = (MC_{2(t-1)} \times DRD) / (RDM - RD_{(t)}) \quad \text{if } RDM > RD_{(t)} \quad (9)$$

رواناب: برای محاسبه مقدار رواناب، از روش اداره حفاظت خاک آمریکا استفاده شده است که رابطه آن با توجه به نوع خاک، پوشش گیاهی، رطوبت اولیه خاک و مقادیر مختلف بارش، به صورت زیر است (رابطه‌های ۱۰ و ۱۱):

$$Q = (R - 0.2 S)^2 / (R + 0.8 S) \quad (10)$$

$$S = (1000/CN - 10) \times 25.4 \quad (11)$$

که در آن:

R: ارتفاع بارندگی (میلی‌متر); Q: ارتفاع رواناب (میلی‌متر); S: ظرفیت نگهداشت خاک (میلی‌متر); CN: شماره منحنی که تابعی از خصوصیات فیزیوگرافی و رطوبتی خاک در منطقه است (چاو، ۱۹۶۴).

برگاب: مقدار برگاب از کل مقدار بارش کسر می‌شود تا مقدار بارش خالص نفوذ کرده در خاک بدست آید. مقدار برگاب از رابطه تجربی هورتون (رابطه ۱۲) محاسبه شده است (هورتون، ۱۹۱۹: ۶۰۳).

$$Pc = a + b R_i^n \quad (12)$$

که در آن:

Pc: کل بارش در روز آ برحسب میلی‌متر؛ a: مقدار برگاب برحسب میلی‌متر؛ b: ضرایب معادله هستند که مقدار آنها را هورتون برآورد کرده است و برای گیاه گندم، به ترتیب برابر h_{۰/۱۲۵}, h_{۰/۰۵} و ۱ هستند (h: ارتفاع گیاه).

تبخیر- تعرق پتانسیل: در این مطالعه، با توجه به نبود داده‌های لایسیمتری تبخیر- تعرق پتانسیل به روش پنمن مانتیث فائق تعیین شد (آلن و همکاران، ۱۹۸۸).

برآورد ضریب گیاهی: برای تعیین ضریب گیاهی گندم از روابط و جداول ارائه شده فائق (نشریهٔ فائق ۵۶) استفاده شده است. بدین‌گونه که دوره رشد گندم به چهار مرحله تقسیم‌شده و ضرایب هر مرحله از دوران رشد گیاه با استفاده از جدول (۲) و روابط زیر به دست آمد:

$$Kc_i = Kc_{ini} \quad L_1 \leq i < L_2 \quad (13)$$

$$Kc_i = (Kc_{ini} + (Kc_{mid} - Kc_{ini})) (i - L_2) / (L_3 - L_2) \quad L_2 \leq i < L_3 \quad (14)$$

$$Kc_i = Kc_{mid} \quad L_3 \leq i < L_4 \quad (15)$$

$$Kc_i = (Kc_{mid} - (Kc_{mid} - Kc_{end})) (i - L_4) / (L_5 - L_4) \quad L_4 \leq i \leq L_5 \quad (16)$$

که در آنها:

Kc_i : ضریب گیاهی روزانه؛ Kc_{ini} : ضریب گیاهی مرحله ابتدایی ($0/0/3$)؛ Kc_{mid} : ضریب گیاهی مرحله میانی ($1/1/5$)؛ Kc_{end} : ضریب گیاهی مرحله انتهایی ($0/2/5$) (علیزاده، ۱۳۸۶)؛ L_1 : شماره روز از ابتدای سال آغاز مرحله ابتدایی؛ L_2 : شماره روز از ابتدای سال آغاز مرحله توسعه؛ L_3 : شماره روز از ابتدای سال آغاز مرحله میانی؛ L_4 : شماره روز از ابتدای سال آغاز مرحله انتهایی؛ L_5 : شماره روز از ابتدای سال پایان فصل رشد؛ i : شماره روز از ابتدای سال میلادی است.

در این پژوهش از زمان کاشت تا زمان سبز شدن ۷۵ درصد بوته‌ها بهمنزله مرحله ابتدایی رشد، از سبز شدن تا انتهای گلدهی بهمنزله مرحله رشد و توسعه، از گلدهی تا رسیدن بهمنزله مرحله میانی و از رسیدن تا برداشت بهمنزله مرحله پایانی در نظر گرفته شده است. بر همین اساس میزان تبخیر- تعرق واقعی گیاه گندم در روز آم از رابطه (۱۷) به دست آمد:

$$ET_C = ET_o \times Kc_i \quad (17)$$

که در آنها:

Kc_i : ضریب گیاهی روزانه؛ ET_0 : تبخیر- تعرق گیاه مرجع (میلی‌متر)؛ ET_o : تبخیر- تعرق گیاه گندم (میلی‌متر) است. در نهایت، بارش مؤثر براساس رابطه (۱۸) محاسبه شده است.

$$ER = (MC_{1(t)} - MC_{1(t-1)}) + ET_C \quad (18)$$

که در آن:

ER : بیانگر میزان بارش مؤثر (میلی‌متر)؛ MC_1 : محتوای رطوبتی لایه اول (لایه فعال) در انتهای روز i (میلی‌متر)؛

MC_{1(t-t)}: محتوای رطوبتی لایه اول (لایه فعال) در انتهای روز قبل (میلی‌متر); ET_C: تبخیر—تعرق واقعی در روز ۱ (میلی‌متر) است.

روش‌های تجربی برآورد بارش مؤثر

همزمان با برآورد بارش مؤثر به روش بیلان آب - خاک (برپایه رهیافت جدید) با استفاده از شش روش مختلف تجربی، مقادیر بارش مؤثر در زراعت گندم دیم محاسبه شد. این روش‌ها عبارتند از: روش معادله رنفرو (چاو، ۱۹۶۴)، روش اداره احیای اراضی ایالات متحده (استام، ۱۹۶۷)، روش نسبت تبخیر-تعرق پتانسیل به بارندگی (دادستین، ۱۹۷۴)، روش اداره حفاظت خاک ایالات متحده (یو. اس. دی. ای، ۱۹۷۰)، روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده (اسمیت، ۱۹۸۸) و روش فائق (اسمیت، ۱۹۸۸). برای پرهیز از درازای کلام، برای دسترسی به روابط مربوط به هر یک از این روش‌ها به منابع یاد شده مراجعه شود.

ارزیابی روش‌ها بر اساس شاخص‌های ریشه میانگین مریع خطأ^۱ و شاخص توافق^۲ انجام شد (روابط ۱۹ و ۲۰).

$$\text{RMSE} = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^n (O_i - P_i)^2}{n}} \quad \text{رابطه ۱۹}$$

$$d = 1 - \frac{\sum_{i=1}^n (P_i - O_i)^2}{\sum_{i=1}^n (|P_i - \bar{O}| + |O_i - \bar{O}|)} \quad \text{رابطه ۲۰}$$

در این روابط؛

P_i: بیانگر مقادیر برآورده شده به کمک روابط تجربی؛ O_i: بیانگر مقادیر بارش مؤثر به دست آمده با استفاده از روش مبتنی بر بیلان آب - خاک است.

مقادیر کم RMSE و مقادیر زیاد D-index بالا، دلالت بر همخوانی رابطه بین بارش مؤثر برآورده شده با استفاده از روش تجربی و روش بیلان آب - خاک (مبتنی بر رهیافت جدید) دارد.

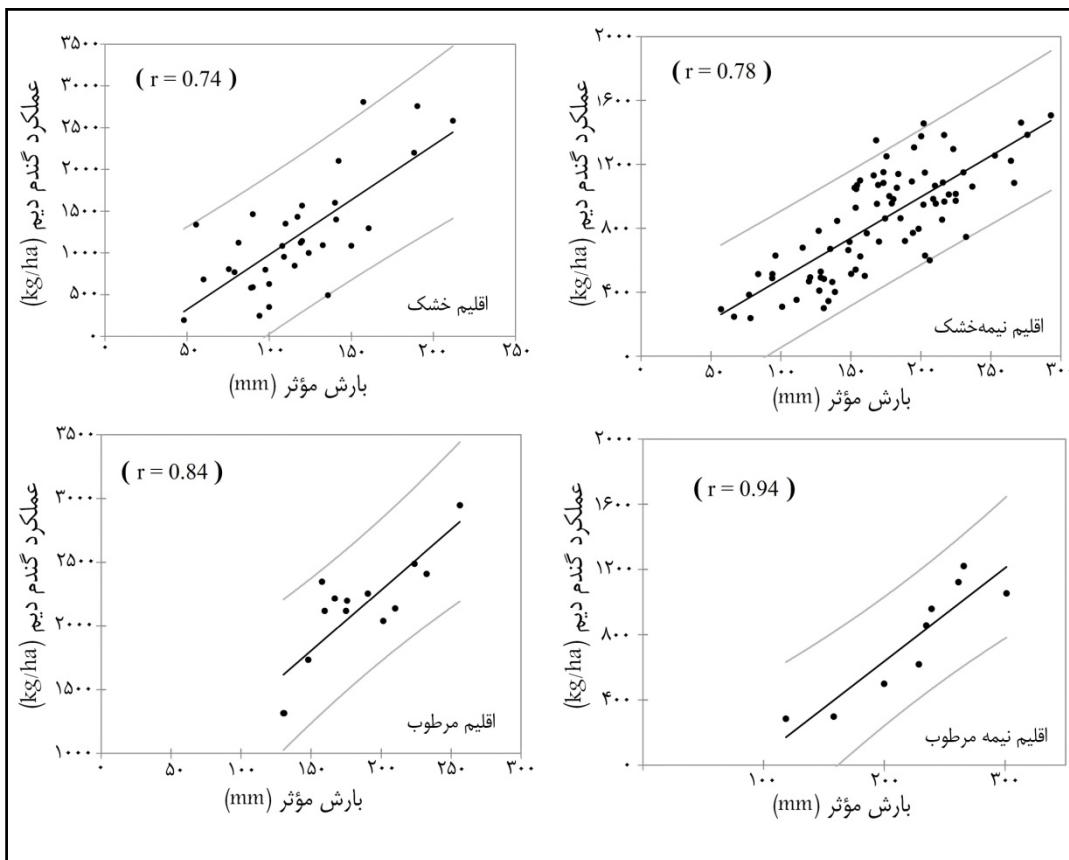
یافته‌های پژوهش

در این پژوهش بارش مؤثر در زراعت گندم دیم با بهره‌گیری از انواع روش‌های برآورد بارش مؤثر (معادله رنفرو، اداره احیای اراضی ایالات متحده، نسبت تبخیر-تعرق پتانسیل به بارندگی، اداره حفاظت خاک ایالات متحده، روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده، فائق و بیلان آب - خاک) میزان کل بارش مؤثر طی دوره کشت گیاه به دست آمد. جدول (۱) متوسط بارش مؤثر به دست آمده از روش‌های مذکور را در طول دوره آماری (سال‌های کشت ۱۹۹۵ تا ۲۰۰۹) برای بیست‌ویک ایستگاه مورد بررسی نمایش می‌دهد.

جدول ۱: مقدار برآش موثر برآورده از روش‌های تجزیه موجود و همچنین برآش مادر

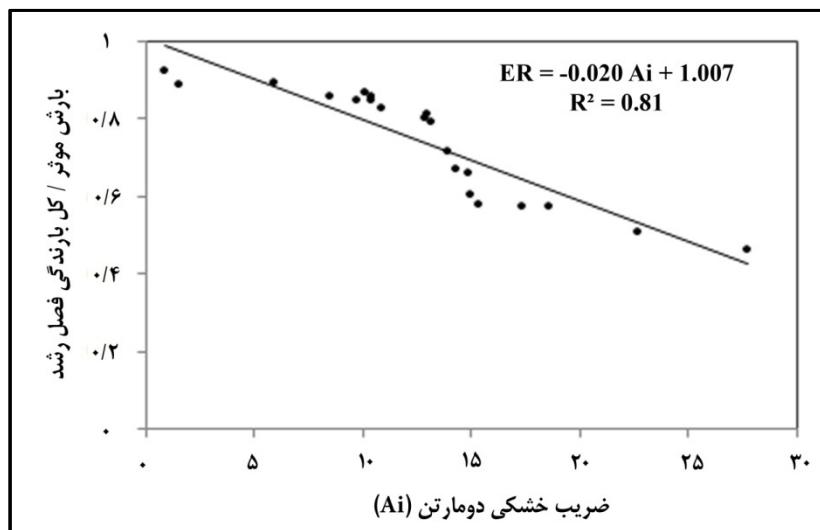
| ایسکله | | اداره احیا اراضی | | روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده | | اداره حفاظت خاک ایالات متحده | | روش بروآورده بارش موثر | | مداده ز Schro | | بیلان آب - خاک | |
|---------------|--------------|------------------|-------|---------------------------------------|------------------|------------------------------|--------------|------------------------|--------------------|-------------------|-------------------|----------------|---------------|
| ایالات متحده | ایالات متحده | فلزو | فلزو | خاک ایالات متحده | خاک ایالات متحده | ایالات متحده | ایالات متحده | بنانسیل به بارندگی | بنانسیل به بارندگی | نسبت تبخیر - تعرق | نسبت تبخیر - تعرق | مداده ز Schro | مداده ز Schro |
| اهواز | ۱۲۰۵۳ | ۴۴۱۸ | ۱۱۹۱ | ۱۱۱۲ | ۱۱۱۲ | ۸۸۱ | ۱۱۱۲ | ۱۰۹۶ | ۱۱۱۲ | ۹۱۱۴ | ۹۱۱۴ | ۱۰۹۶ | ۹۱۱۴ |
| طاسی‌آباد | ۲۴۱۳ | ۲۲۹۲ | ۲۲۹۲ | ۱۰۷۷ | ۱۰۷۷ | ۱۰۷۷ | ۱۰۷۷ | ۱۱۴۲ | ۱۱۴۲ | ۱۸۰۱۶ | ۱۸۰۱۶ | ۱۱۴۲ | ۱۸۰۱۶ |
| زهک | ۴۴۱۳ | ۴۲۱۶ | ۴۲۱۶ | ۸۸ | ۸۸ | ۴۲۱۶ | ۴۲۱۶ | ۴۱۲ | ۴۱۲ | ۳۹۰۵ | ۳۹۰۵ | ۴۱۲ | ۳۹۰۵ |
| داراب | ۲۱۶۳ | ۲۰۸۳ | ۲۰۸۳ | ۱۱۴۰ | ۱۱۴۰ | ۱۱۴۰ | ۱۱۴۰ | ۱۶۶۹ | ۱۶۶۹ | ۱۷۱۱۷ | ۱۷۱۱۷ | ۱۶۶۹ | ۱۷۱۱۷ |
| نیشلیور | ۲۲۶۲ | ۷۶۰ | ۷۶۰ | ۲۱۴۵ | ۲۱۴۵ | ۲۱۴۵ | ۲۱۴۵ | ۱۴۹۶ | ۱۴۹۶ | ۲۱۱۱۴ | ۲۱۱۱۴ | ۱۴۹۶ | ۲۱۱۱۴ |
| خراب‌آباد | ۲۲۷۹ | ۱۹۸۴ | ۱۹۸۴ | ۱۳۴۷ | ۱۳۴۷ | ۱۳۴۷ | ۱۳۴۷ | ۱۷۹۸ | ۱۷۹۸ | ۲۰۸۷ | ۲۰۸۷ | ۱۷۹۸ | ۲۰۸۷ |
| زیغان | ۲۴۶۲ | ۱۴۵۳ | ۱۴۵۳ | ۱۴۵۳ | ۱۴۵۳ | ۱۴۵۳ | ۱۴۵۳ | ۱۷۹۰ | ۱۷۹۰ | ۱۸۱۲۶ | ۱۸۱۲۶ | ۱۷۹۰ | ۱۸۱۲۶ |
| سرازور | ۳۵۳۹ | ۳۲۰۲ | ۳۲۰۲ | ۱۹۸۴ | ۱۹۸۴ | ۱۹۸۴ | ۱۹۸۴ | ۳۱۳۵ | ۳۱۳۵ | ۳۷۸۴ | ۳۷۸۴ | ۳۱۳۵ | ۳۷۸۴ |
| سیلاخور | ۳۴۷۳ | ۳۳۸۳ | ۳۳۸۳ | ۱۸۳۹ | ۱۸۳۹ | ۱۸۳۹ | ۱۸۳۹ | ۲۲۸۷ | ۲۲۸۷ | ۲۸۹۱۷ | ۲۸۹۱۷ | ۲۲۸۷ | ۲۸۹۱۷ |
| صنی‌آباد | ۱۹۳۸ | ۹۲۷۸ | ۹۲۷۸ | ۱۸۵۸ | ۱۸۵۸ | ۱۸۵۸ | ۱۸۵۸ | ۱۲۰۴ | ۱۲۰۴ | ۱۲۸۸ | ۱۲۸۸ | ۱۲۰۴ | ۱۲۸۸ |
| کجورنر | ۱۶۴۶ | ۴۳۷۵ | ۴۳۷۵ | ۱۵۷۶ | ۱۵۷۶ | ۱۵۷۶ | ۱۵۷۶ | ۱۳۰۷ | ۱۳۰۷ | ۱۵۹۱۷ | ۱۵۹۱۷ | ۱۳۰۷ | ۱۵۹۱۷ |
| مرغه | ۱۹۳۳ | ۷۴۱۱ | ۷۴۱۱ | ۱۴۴۶ | ۱۴۴۶ | ۱۴۴۶ | ۱۴۴۶ | ۱۸۴۴ | ۱۸۴۴ | ۱۹۶۴ | ۱۹۶۴ | ۱۸۴۴ | ۱۹۶۴ |
| میاندآب | ۲۲۱۱ | ۹۱۱۵ | ۹۱۱۵ | ۲۲۳۲ | ۲۲۳۲ | ۲۲۳۲ | ۲۲۳۲ | ۱۹۹۴ | ۱۹۹۴ | ۲۰۴۱۷ | ۲۰۴۱۷ | ۱۹۹۴ | ۲۰۴۱۷ |
| اکباتان همدان | ۳۵۲۶ | ۱۵۶۰ | ۱۵۶۰ | ۱۳۳۰ | ۱۳۳۰ | ۱۳۳۰ | ۱۳۳۰ | ۲۲۴۱۹ | ۲۲۴۱۹ | ۲۶۸۳ | ۲۶۸۳ | ۲۲۴۱۹ | ۲۶۸۳ |
| فرخشته | ۱۵۹۳ | ۸۹۲ | ۸۹۲ | ۱۰۵۰۳ | ۱۰۵۰۳ | ۱۰۵۰۳ | ۱۰۵۰۳ | ۱۴۹۵ | ۱۴۹۵ | ۱۴۸۱۱ | ۱۴۸۱۱ | ۱۰۸۶ | ۱۴۸۱۱ |
| اوانتان مغان | ۲۱۲۶ | ۶۵۷۹ | ۶۵۷۹ | ۲۱۰۹ | ۲۱۰۹ | ۲۱۰۹ | ۲۱۰۹ | ۱۴۶۸ | ۱۴۶۸ | ۲۰۸۰ | ۲۰۸۰ | ۱۴۶۸ | ۲۰۸۰ |
| طرق مشهد | ۲۵۷۲ | ۱۰۰۹ | ۱۰۰۹ | ۲۴۱۱۲ | ۲۴۱۱۲ | ۲۴۱۱۲ | ۲۴۱۱۲ | ۱۸۵۷۶ | ۱۸۵۷۶ | ۲۱۸۹ | ۲۱۸۹ | ۱۸۵۷۶ | ۲۱۸۹ |
| کشاورزی کرج | ۲۶۰۸ | ۹۴۱۵ | ۹۴۱۵ | ۲۳۸۷ | ۲۳۸۷ | ۲۳۸۷ | ۲۳۸۷ | ۱۷۷۱ | ۱۷۷۱ | ۲۱۸۱۱ | ۲۱۸۱۱ | ۱۷۷۱ | ۲۱۸۱۱ |
| امازراده چهار | ۴۰۷۹ | ۲۶۷۱۹ | ۲۶۷۱۹ | ۳۹۳۳ | ۳۹۳۳ | ۳۹۳۳ | ۳۹۳۳ | ۲۵۵۷ | ۲۵۵۷ | ۲۴۶۵ | ۲۴۶۵ | ۲۵۵۷ | ۲۴۶۵ |
| سرایله ایلام | ۱۴۳۴ | ۵۹۱۶ | ۵۹۱۶ | ۱۵۴۹ | ۱۵۴۹ | ۱۵۴۹ | ۱۵۴۹ | ۱۱۶۷ | ۱۱۶۷ | ۱۸۷۶ | ۱۸۷۶ | ۱۱۶۷ | ۱۸۷۶ |
| فاختیل | ۴۹۱۶ | ۳۱۹۱۰ | ۳۱۹۱۰ | ۳۴۸۷۳ | ۳۴۸۷۳ | ۳۴۸۷۳ | ۳۴۸۷۳ | ۲۷۱۱۷ | ۲۷۱۱۷ | ۲۴۶۱۶ | ۲۴۶۱۶ | ۲۷۱۱۷ | ۲۴۶۱۶ |

با هدف بررسی کارایی مدل بیلان آب - خاک در تعیین عملکرد گندم دیم، ابتدا ایستگاه‌های مختلف حسب هویت اقلیمی آنها در چهار گروه خشک، نیمه‌خشک، نیمه‌مرطوب و مرطوب تفکیک و سپس روابط همبستگی بین عملکرد و بارش مؤثر در هر گروه اقلیمی تعیین شد. نتایج به دست آمده در شکل (۳) ارائه شده است. همان‌طور که دیده می‌شود در هر یک از چهار گروه اقلیمی، ضرایب همبستگی (۲) مربوط به مدل پیشنهادی قابل قبول بوده و نسبت به مدل‌های دیگر، کارایی بیشتری در تعیین تغییرات عملکرد گندم دیم حسب بارش دارد.



شکل ۳. نمودار روابط همبستگی بین مقادیر برآورده شده بارش مؤثر کل دوره رشد بر مبنای مدل بیلان آب - خاک و میزان عملکرد واقعی گندم دیم (کیلوگرم بر هکتار) در اقلیم‌های مختلف کشور. خط پرونگ روی نمودار معرف رگرسیون و خطوط که‌رنگ معرف حدود اطمینان ۹۵ درصدی اطراف خط رگرسیون هستند.

از بررسی قانونمندی نسبت بارش مؤثر به کل بارندگی طی فصل رشد در مقابل ضریب خشکی دومارت، می‌توان این گونه برداشت کرد که هرچه میزان ضریب خشکی دومارت افزایش می‌یابد، درصدی از بارش که در کشت گندم دیم مؤثر است، کاهش خواهد یافت. این گفته به خوبی در شکل (۴) نمایش داده شده است. بهیان دیگر، هرچه به‌همت مناطق مرطوب‌تر حرکت می‌کنیم، نسبت بارش مؤثر به باران کمتر می‌شود؛ اگرچه مقدار مطلق بارش مؤثر افزایش می‌یابد. دلیل این امر را می‌توان به این مورد نسبت داد که در مناطق خشک، همواره مقدار بارندگی کمتر از ظرفیت نگهداری خاک است، ولی در مناطق مرطوب وضع این گونه نیست و میزان زیادی از بارش، از روش‌های گوناگون چه از طریق رواناب یا نفوذ عمقی از ناحیه توسعه ریشه، خارج شده و نمی‌تواند به منظور نیازهای تبخیر- تعرقی گیاه مورد استفاده قرار گیرد.



شکل ۴. نمودار تغییرات نسبت بارش مؤثر به مقدار کل بارندگی فصل رشد حسب تغییرات ضریب خشکی دومارت (Ai)

با تحلیل مشاهدات بارندگی، ابتدا بارش مؤثر به روش‌های مختلف تجربی برای هر ایستگاه برآورد و با مدل تدوین شده بر اساس بیلان آب – خاک مورد مقایسه قرار گرفت و مناسب‌ترین روش برای تعیین بارش مؤثر در هر منطقه اقلیمی تعیین شد. نتایج بررسی در جدول (۱) نشان داده شده است.

با توجه به میزان خطای برآورد شده در جدول (۲)، می‌توان این‌گونه بیان کرد که در مناطق با هویت اقلیمی خشک در طبقه‌بندی دومارت، بهترین روش‌های نسبت تبخیر- تعرق پتانسیل به بارندگی، اداره حفاظت خاک ایالات متحده بهترین نتیجه را داده‌اند. دلیل این امر آنکه این مناطق جزء مناطقی هستند که در آن، تبخیر مهم‌ترین عامل محدودکننده بارش مؤثر بهشمار می‌رود، بنابراین در این مناطق روش‌هایی که تبخیر را یک عامل اساسی در برآورد بارش مؤثر لحاظ می‌کنند، نتایج بهتری داده‌اند.

جدول ۲. مقادیر شاخص ارزیابی خطا برای روش‌های مختلف تجربی در برآورد بارش مؤثر در چند نمونه اقلیمی ایران

| اقلیم نیمه‌مرطوب | اقلیم مرطوب | | اقلیم نیمه‌خشک | | اقلیم خشک | | روش تجربی |
|------------------|-------------|------|----------------|------|-----------|------|-----------|
| | D-index | RMSE | D-index | RMSE | D-index | RMSE | |
| ۰/۵ | ۴۵ | ۰/۳ | ۲۸۹/۷ | ۰/۸ | ۵۴/۷ | ۰/۶ | ۷۰/۲ |
| ۰/۸ | ۲۸/۴ | ۰/۹ | ۳۷/۳ | ۰/۵ | ۱۰۷/۲ | ۰/۵ | ۸۱/۷ |
| ۰/۷ | ۲۹/۲ | ۰/۸ | ۶۰/۸ | ۰/۷ | ۵۴/۲ | ۰/۷ | ۴۴/۱ |
| ۰/۶ | ۵۰/۹ | ۰/۴ | ۱۰۰/۵ | ۰/۸ | ۴۸/۹ | ۰/۸ | ۴۰/۲ |
| ۰/۳ | ۱۴۶/۴ | ۰/۵ | ۱۳۷/۹ | ۰/۹ | ۲۹/۷ | ۰/۹ | ۳۸/۳ |
| ۰/۴ | ۸۱/۶ | ۰/۷ | ۹۱ | ۰/۶ | ۶۰/۴ | ۰/۷ | ۴۷/۶ |

در مناطق با هویت اقلیمی نیمه‌خشک نیز، بهترین نتایج روش‌های نسبت تبخیر- تعرق پتانسیل به بارندگی و اداره حفاظت خاک ایالات متحده بهترین نتایج را داشته‌اند. روش نسبت تبخیر- تعرق به میزان بارش، روش مفیدی برای محاسبه میزان بارش مؤثر در مناطق نیمه‌خشک و خشک در نظر گرفته می‌شود. تعداد روزهایی که می‌توان با استفاده از این روش به بررسی آن پرداخت، به نوع خاک و شرایط عمومی منطقه بستگی دارد. این گونه به نظر می‌رسد که حداکثر تعداد روزهای هر دسته در این روش، از پانزده روز در فصل‌های تابستان و بهار، تا سی روز در فصل‌های زمستان و پاییز نتایج قابل قبول‌تری را در اختیار قرار می‌دهد؛ اما بیان این نکته نیز مهم است که در این روش، بسته به توزیع بارش، می‌تواند مقادیر به دست‌آمده بیشتر یا کمتر باشد که این امر، به ویژه در مناطق مرطوب و نیمه‌مرطوب به‌وضوح دیده می‌شود، اما به‌طور کلی در ایستگاه‌های با هویت اقلیمی خشک و نیمه‌خشک اشتباہ کمتر است. این روش برای برنامه‌ریزی‌های کلی و برای برآورد اولیه و سریع از میزان بارش مؤثر بسیار مناسب و کم‌هزینه است. روش اداره حفاظت خاک ایالات متحده، به‌دلیل اینکه مقدار بارندگی و تبخیر- تعرق ماهانه و عمق خاک را برای برآورد بارش مؤثر ماهانه در نظر می‌گیرد، نتایج رضایت‌بخشی تولید می‌کند.

در مناطق با هویت اقلیمی مرطوب در طبقه‌بندی دومارتن، روش‌های فائو و روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده، بهترین نتایج را در برآورد بارش مؤثر طی دوره رشد به‌خود اختصاص داده‌اند. روش فائو برای مناطقی با مشخصه مرطوب در طبقه‌بندی دومارتن توصیه می‌شود. نکته‌ای که در زمینه استفاده از روش اداره احیای اراضی ایالات متحده بسیار اساسی و حائز اهمیت است، آنکه روش اداره احیای اراضی ایالات متحده، تنها برپایه رواناب بنا شده است و به‌دلیل در نظر نگرفتن نوع خاک، تأثیرات خشکی منطقه و نوع محصول، اگرچه در برآورد بارش مؤثر فصلی به‌خوبی عمل می‌کند؛ اما به‌طور کلی چندان رضایت‌بخش به‌نظر نمی‌رسد.

در خصوص ایستگاه‌های با هویت اقلیمی نیمه‌مرطوب نیز، بهترین نتایج روش‌های فائو، اداره حفاظت خاک ایالات متحده و روش معادله رنفو، بهترین نتایج را داشته‌اند. البته بیان این نکته حائز اهمیت است که روش معادله رنفو بسیار تجربی است و در مقاطع کوتاه‌مدت، نتایج حاصل از این روش به‌هیچ‌وجه پذیرفتنی نیست، اما این روش برای برآورد بارش مؤثر در کل دوره رشد مناسب به نظر می‌رسد. از این رو، نمی‌توان از این روش در برنامه‌ریزی‌های آبیاری که نیاز به در نظر گرفتن مقادیر کوتاه‌مدت بارش مؤثر هستند، استفاده کرد. به‌طور کلی می‌توان این گونه بیان کرد که این معادله به‌نوعی توان خشکی منطقه را منعکس می‌کند و دقت پایینی دارد.

بحث و نتیجه‌گیری

در پژوهش حاضر، یک مدل دولایه‌ای خاک در محیط زبان برنامه‌نویسی ویژوال بیسیک، به‌منظور برآورد بارش مؤثر در کشت گندم دیم طراحی و تدوین شد. تحلیل آماری میزان بارش مؤثر سالانه به‌دست‌آمده با استفاده از مدل مذکور و عملکرد در واحد هکتار گندم دیم، از بیست‌ویک ایستگاه هواشناسی کشاورزی کشور واقع در چهار اقلیم خشک، نیمه‌خشک، مرطوب و نیمه‌مرطوب با طول دوره آماری مشترک شانزده سال (سال‌های کشت ۱۹۹۵ تا ۲۰۰۹) نشان داد که در هر یک از چهار گروه اقلیمی، مدل پیشنهادی قابلیت بالایی در تعیین بخشی از تغییرات میزان محصول گندم دیم

- که توسط تغییرات در میزان بارش مؤثر قابل توجیه است - را دارد. سپس مقادیر بارش مؤثر به دست آمده با استفاده از روش‌های تجربی موجود با مقادیر به دست آمده از مدل تدوین شده بر اساس بیلان آب - خاک، به منزله روش مبنا، در هریک از چهار گروه اقلیمی به طور جداگانه مقایسه شد. نتایج مقایسه روش‌های مختلف نشان داد که در مناطق خشک و نیمه‌خشک، به ترتیب روش‌های نسبت تبخیر- تعرق پتانسیل به بارندگی، روش اداره حفاظت خاک ایالات متحده بهترین نتیجه را داده‌اند. در مناطق نیمه مرطوب و مرطوب روش‌های فائق و روش جدید اداره حفاظت خاک ایالات متحده، بهترین نتایج را در برآورد بارش مؤثر در کل فصل کشت به خود اختصاص داده‌اند.

منابع

- رحمی، ج. (۱۳۹۱). **مطالعه تطبیقی روش‌های برآورد بارش مؤثر در زراعت گندم دیم در چند نمونه اقلیمی ایران**، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، هوشناسی کشاورزی، پردیس کشاورزی و منابع طبیعی کرج، دانشگاه تهران.
- رحمی، ج. و بذرافشان، ج. (۱۳۹۰). **برآورد بارش مؤثر بر زراعت گندم دیم با استفاده از روش SCS در کرج**، نخستین کنفرانس ملی هوشناسی و مدیریت آب کشاورزی، کرج.
- رحمی، ج.، خلیلی، ع.، بذرافشان، ج. (۱۳۹۰). **تدوین مدل رایانه‌ای مبتنی بر بیلان آب خاک به منظور برآورد بارش مؤثر در زراعت گندم دیم (مطالعه موردي: استان فارس)**، نشریه آب و خاک (علوم و صنایع کشاورزی)، سال بیست و ششم، شماره ۳، صص. ۷۸۶-۷۹۸.
- سدات میرثی، م. ح. (۱۳۷۶). **برآورد باران مؤثر در چند نمونه اقلیمی ایران**، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، آبیاری زهکشی، پردیس کشاورزی و منابع طبیعی کرج، دانشگاه تهران.
- عزیزی، ق. (۱۳۷۹). **برآورد بارش مؤثر در رابطه با کشت گندم دیم (مورد دشت خرم‌آباد)**، **فصلنامه پژوهش‌های جغرافیایی**، سال سی و دوم، شماره ۳۹، صص. ۱۱۵-۱۲۳.
- علیزاده، ا. و کمالی، غ. (۱۳۸۶). **نیاز آبی گیاهان در ایران**، چاپ اول، مشهد: نشر دانشگاه امام رضا (ع).
- مجحد، ف.، قمرنیا، ه.، نصیری، ش. (۱۳۸۴). **برآورد بارش مؤثر و نیاز آبی برای کشت برنج در جلگه مازندران**، **فصلنامه پژوهش‌های جغرافیایی**، سال سی و هفتم، شماره ۵۴، صص. ۵۹-۷۶.
- Alizadeh, A., Kamali, G., 2007, **Water Use of Plants in Iran**, Astan Quds Publication, Mashhad.
- Allen, R.G., Pereira, L.S., Raes, D., Smith, M., 1998, **Crop Evapotranspiration – Guidelines for Computing Crop Water Requirements**, FAO Irrigation and Drainage, No. 56.
- Avinash, S., Patwardhan, J., Nieber, L., Eldon, L.J., 1990, **Effective Rainfall Estimation Methods**, Journal of Irrigation and Drainage Engineering, Vol. 116, No. 2, PP. 182-193.
- Azizi, G.H., 2000, **Evolution of Effective Precipitation Values in Relationship with Cultivation of Dry Wheat, Case Study: Khoram Abad Plain**, Geographical Research Quarterly, Vol. 32, No. 39, PP. 115-123.

- Borg, H., Grimes, D.W., 1986, **Depth Development of Root with Time-An Empirical Description**, Trans. ASAE, Vol. 29, No. 1, PP. 194-198.
- Bos, M.G., 1980, **Irrigation Efficiency at Crop Production Level**, ICID Bulletin, Vol. 29, No. 2, PP. 18–26.
- Bos, M.G., Kselik, R.A.L., Allen, R.G., 2009, **Water Requirements for Irrigation and the Environment**, Dordrecht, Springer. ISBN: 978-1-4020-8947-3.
- Bos, M.G., Nugteren, J., 1974, **On Irrigation Efficiencies**, Publication 19, 1st Edition 1974; 2nd Edition 1978; 3rd Revised Edition 1982; 4th Edition 1990, International Institute for Land Reclamation and Improvement/ILRI, 4th Edition Also Published in Farsi with IRANCID, Tehran.
- Chahoon, J., Yonts, D., Melvin, S., 2001, **Estimating Effective Rainfall**, www.iavrpubs.unl.edu/irrigation/g1099.htm.
- Chow, V.T., 1964, **Handbook of Applied Hydrology**, McGraw Hill Book Co., New York,
- Dastane, N.G., 1974, **Effective Rainfall in Irrigated Agriculture**, F.A.O. Irrigation and Drainage Paper 25, Flood and Agriculture Organization of the United Nations, Rome, Italy.
- Greacen, E.L., Hignett, C.T., 1984, **Water Balance under Wheat Modelled with Limited Soil Data**, Agricultural Water Management, Vol. 8, No. 1-3, PP. 291-304.
- Hajilal, M.S., Rao, N.H., Sarma, P.B.S., 1998, **Planning Intra-Seasonal Water Requirements in Irrigation Projects**, Agricultural Water Management, Vol. 37, No.2, PP. 163–182.
- Horton, R.E., 1919, **Rainfall Interception**, Monthly Weather Review, 47, PP. 603-623.
- ICID Committee on Assembling Irrigation Efficiency Data, 1978, M.G. Bos (Chmn.) **Standards for the Calculation of Irrigation Efficiencies**, ICID Bulletin, Vol. 27, No. 1, PP. 91–101. New Delhi (also Published in French, Spanish, Turkish, Arabic, and Persian).
- Lashari, B.K., Laghari, K.Q., Phul, A.M., 2010, **Development of an Irrigation Scheduling Model**, Journal of Engineering & Technology, Mehran University Research, Vol. 29, No.4. PP. 681-688.
- Mohan, S., Simhadriao, B., Arumugam, N., 1996, **Comparative Study of Effective Rainfall Estimation Methods for Lowland Rice**, Water Resources Management, Vol. 10, No. 1, PP. 335-44.
- Mojarrad, F., Nasiri, SH., 2005, **Estimation of Return Periods and Confidence Intervals of the Effective Rainfall for Rice Cultivation in the Mazandaran Plain**, Physical Geography Research Quarterly. Vol. 37, No. 54, PP. 59-76.
- Rahimi, J., 2012, **Comparison of Effective Rainfall Estimation Methods for Rainfed Wheat Crop in Several Climatic Samples of Iran**, M.Sc. Dissertation, University College of Agriculture and Natural Recourses University of Tehran, Iran.
- Rahimi, J., Bazrafshan, J., 2011, **Estimation of Effective Rainfall for Rainfed Wheat Crop with the SCS Method in Karaj**, First National Conference on Agrometeorology and Agricultural Water Management, 22-23 November, Karaj, Iran.

- Rahimi, J., Bazrafshan, J., Khalili, A., 2012, **A Computer Model Based on Soil-Water Balance for Estimating the Effective Rainfall in Dryland Wheat Crop (The Case Study of Fars Province)**, Journal of Water and Soil, Vol. 26, No. 3, PP. 786-789.
- Rao, N.H., 1987, **Field Test of a Simple Soil Water Balance Model for Irrigated Areas**, Journal of Hydrology, Vol. 91, No. 1-2, PP. 179–186.
- Rickert, K.G., Sedgley, R.H., Stem, W.R., 1987, **Environmental Response of Spring Wheat in the South-Western Australian Wheat Belt**, Australian Journal of Agricultural Research, Vol. 38, No. 4, PP. 655-670.
- Sadat Mirei, M.H., 1997, **Estimation of Effective Rainfall in Several Climatic Samples of Iran**, M.Sc. Dissertation, University College of Agriculture and Natural Recourses University of Tehran, Iran.
- Smith, M., 1988, **Manual for CROPWAT version 5.2**, FAO, Rome.
- Stamm, G.G., 1967, **Problems and Procedures in Determining Water Supply Requirements for Irrigation Projects**, Chap. 40 in Irrigation of Agricultural Lands by Hagan et al. Wisconsin, American Society of Agronomy, Agronomy II.
- USDA., 1970, **Irrigation Water Requirements**, Washington, D.C., U.S. Department of Agriculture, Technical Release 21, [Revision 2 of 1967 Edition, Available from National Technical Information Service, Spring Field, Va., as NTIS Report PB 85-178390/XAB.], P. 88.