

تغییرپذیری زمانی - مکانی و روند تبخیر و تعرق گیاه مرجع در ایران

دریافت مقاله: ۹۲/۱۰/۱۸ پذیرش نهایی: ۹۳/۶/۱۸

صفحات: ۲۵-۷

جعفر معصوم پور سماکوش: استادیار اقلیم شناسی گروه جغرافیا، دانشگاه رازی کرمانشاه، کرمانشاه، ایران^۱

Email: j.masoompour@razi.ac.ir

سعید رجایی: دانشجوی دکتری اقلیم شناسی، دانشگاه رازی کرمانشاه، کرمانشاه، ایران

Email: Rajaee_saeed@yahoo.com

مریم یگانه فر: کارشناس ارشد اقلیم شناسی، دانشگاه رازی کرمانشاه، کرمانشاه، ایران

Email: m_yeganehfar@ymail.com

چکیده

با توجه به ضرورت برآورد تبخیر و تعرق در مدیریت منابع آب، برنامه ریزی آبیاری و تامین نیاز آبی گیاهان، محاسبه و تغییرات زمانی و مکانی آن بسیار مهم و حیاتی می باشد. در این پژوهش به منظور محاسبه مقدار تبخیر و تعرق پتانسیل از روش پنمن مانیتث فائو که از دقت بالاتری نسبت به سایر مدل ها برخوردار است استفاده شده است. جهت محاسبه مقادیر روزانه تبخیر و تعرق، از آمار هواشناسی ۵۰ ایستگاه سینوپتیکی طی یک دوره آماری ۲۹ ساله (۱۹۸۱-۲۰۰۹) استفاده شد. ابتدا مقادیر ماهانه و سالانه تبخیر و تعرق طی دوره آماری مورد نظر محاسبه شدند و از مقادیر متوسط آنها نیز جهت بررسی تغییرات ماهانه و فصلی استفاده گردید. با استفاده از آزمون ناپارمتریک من - کندال و در محدوده اطمینان ۹۵ درصد، روند ماهانه و سالانه تبخیر و تعرق مشخص گردید. نتایج نشان داد که روند تبخیر و تعرق در سراسر کشور رو به افزایش است. بیشترین تغییر روند سالیانه و افزایش تبخیر و تعرق در ایستگاه های بیرجند، شاهرود، قزوین، جاسک، سمنان، بابلسر، دوشان تپه و سنندج و کمترین مقدار تغییر نیز در ایستگاه های فسا و کیش مشاهده شده است که در این دو ایستگاه، مقدار تبخیر و تعرق تقریباً بدون تغییر باقی مانده است. بیشترین تغییر روند ماهانه در ماه جولای و در ایستگاه های خشک کشور و همچنین کمترین تغییر روند ماهانه نیز در ماه های دسامبر و ژانویه رخ داده است.

کلیدواژگان: تبخیر و تعرق، پنمن - مانیتث فائو، روند، آزمون من - کندال، ایران

۱. نویسنده مسئول: کرمانشاه، باغ ابریشم، دانشگاه رازی، دانشکده ادبیات و علوم انسانی، گروه جغرافیا، کد

پستی: ۶۷۱۴۹۶۷۳۴۶

مقدمه

رشته کوه های البرز و زاگرس نقش بسیار مهمی در ناهمگونی زمانی و مکانی بارندگی در کل کشور ایفا می کنند. این رشته کوه ها مانع از رسیدن توده های مرطوب به قسمت های داخلی کشور می شوند (رضیئی و همکاران، ۱۳۸۴: ۷۴). از این رو ضروری است تا با مدیریت کارآمد منابع آب و همچنین اولویت بندی مناطق مختلف از نظر خشکی، از بروز مشکلات جدی ناشی از کم آبی جلوگیری شود. تبخیر و تعرق پتانسیل یکی از عناصر مهم چرخه هیدرولوژی است که نقش مهمی در طرح های مدیریت منابع آب، مطالعات کشاورزی، طراحی شبکه های آبیاری و زهکشی و سازه های آبی ایفا می کند (گوندکار^۱ و همکاران، ۲۰۰۸: ۱۷۰). یکی از راه های کاهش تلفات آب در مزارع، برنامه ریزی صحیح آبیاری می باشد که اساس آن، برآورد دقیق نیاز آبی گیاهان و در نتیجه تبخیر و تعرق گیاه مرجع می باشد. مطالعه و بررسی تبخیر و تعرق گیاه مرجع برای ارائه الگوی کشت مناسب و بهینه سازی استفاده از منابع آب موجود در دوره های آبی ضروری است (گل کار حمزبی یزد و همکاران، ۱۳۸۶: ۴۱۷).

تبخیر و تعرق یکی از پارامترهای مهم در چرخه هیدرولوژی است که بر میزان آب در دسترس و کشاورزی تاثیر مستقیم می گذارد. تغییر اقلیم و گرمایش جهانی می تواند بر میزان تبخیر و تعرق اثر بگذارد، به نحوی که می توان با مشخص نمودن روند آن، میزان اثر تغییر اقلیم بر تبخیر و تعرق را تعیین کرد (دوویل^۲ و همکاران، ۲۰۰۲: ۴۷). چنین شرایطی موجب تبخیر بیشتر و در نهایت گسترش محیط های خشک در سرتاسر جهان می شود. سازوکاری که در تبخیر و تعرق موجب تغییر روند می گردد هنوز به روشنی مشخص نیست، اگر چه بر گرمایش جهانی توافقی کلی حاکم است، ولی فاکتورهای فراوانی می توانند موجب افزایش و یا کاهش میزان تبخیر و تعرق گردند (IPCC, 2001).

مدل های گوناگونی برای برآورد تبخیر و تعرق وجود دارد که از جمله می توان به دو مدل پنمن و هارگریوز اشاره نمود. مدل های خانواده پنمن، دقیق ترین مدل ها برای محاسبه تبخیر و تعرق می باشند (کیو^۳ و همکاران، ۲۰۰۲: ۷۶). مدل PMF_56 دقیق ترین مدل برای محاسبه تبخیر و تعرق می باشد که توسط سازمان خواروبار و کشاورزی جهانی به عنوان مدل استاندارد معرفی شده است (آلن^۴ و همکاران، ۱۹۹۸: ۱۹). در این مدل، تابش خورشید و سرعت باد نیز به

1. Gundekar, 2008
2. Douville, 2002
3. Qiu, 2002
4. Allen, 1998

به ترتیب موثرترین پارامترها در تعیین تبخیر و تعرق می باشند (هوپت و وَنکلوستر^۱، ۲۰۰۱: ۱۹۴). بر اساس مطالعاتی که در کشور چین با روش پنمن صورت گرفت، مشخص شد که مقدار تبخیر و تعرق حوضه‌های اصلی و رود های بزرگ به رطوبت نسبی و دمای هوا حساسیت بیشتری دارند (گونگ^۲ و همکاران، ۲۰۰۶: ۶۲۰).

بورن و هش^۳ (۲۰۰۷) با آزمون من کندال روند تبخیر را بررسی و روند محاسبه شده را با تشت تبخیر در شهر کانادین پرایریس^۴ مقایسه کردند. نتایج نشان دادند که در ماههای ژوئن، جولای، آگوست و اکتبر، یا به عبارتی فصل گرم سال، تبخیر و تعرق روندی کاهشی داشته و بیشترین میزان افزایش تبخیر و تعرق نیز در ماه آوریل مشاهده شده است. یانگ^۵ و یانگ (۲۰۱۲)، در بررسی روند تبخیر با استفاده از تشتک‌های تبخیر (با مطالعه ۵۴ ایستگاه هواشناسی طی یک دوره ۴۰ ساله) در کشور چین، کاهش قابل توجه ای را در میزان تبخیر و تعرق مشاهده کردند که این تغییرات و کاهش روند را نتیجه نوسان میزان پارامترهایی چون سرعت باد، تابش دریافتی، دمای هوا و رطوبت نسبی دانستند.

عزیزی و همکاران (۱۳۸۸) در برآورد تبخیر و تعرق پتانسیل از طریق رگرسیون چند متغیره در استان اصفهان نشان دادند که در استان اصفهان از غرب به شرق و از شمال به جنوب بر میزان تبخیر و تعرق افزوده می‌شود. طالبی و همکاران (۱۳۸۹) عوامل موثر بر تبخیر و تعرق گیاه مرجع را با استفاده از آنالیز حساسیت معادله‌ی فائو پنمن -مانتیت مطالعه کردند. نتایج حاصل از این تحقیق نحوه اولویت بندی پارامترهای اقلیمی و میزان تاثیرگذاری آنها را در ماههای مختلف سال در هر یک از ایستگاه‌های مطالعاتی نشان می‌دهد.

در مطالعه مقایسه ای روش پنمن مانیتیت فائو با داده های لایسیمتری در برآورد تبخیر و تعرق گیاه برنج، مشخص شد که نسبت به اندازه گیری لایسیمتری، استفاده از روش پنمن در محاسبه تبخیر و تعرق گیاه مرجع و اعمال ضریب گیاهی تبخیر و تعرق برنج در منطقه آمل، حدود ۴-۵ درصد برآورد بیشتری دارد (زارع ابیانه و همکاران، ۱۳۸۹).

در ارزیابی حساسیت مدل‌های برآورد تبخیر و تعرق فائو ۵۶ و هارگریوز با پارامترهای بیشینه و کمینه‌ی دمای هوا در نواحی مرطوب شمال کشور مشخص شد که به دلیل لحاظ شدن اثر پس‌خورد مؤلفه تابش خالص طول موج بلند و کمبود فشار بخار آب در مدل آیرودینامیکی

1. Hupet & Vanclooster, 2001
2. Gong, 2006
3. Burn & Hesch, 2007
4. Canadian Prairies
5. Yang, 2012

پنمن، این مدل، حساسیت منطقی تری را به نوسانات اقلیمی دمای بیشینه و دمای کمینه هوا از خود نشان می دهد. به طور کلی، نتایج حساسیت مدل های PMF-56 و HG نسبت به دماهای بیشینه و کمینه در منطقه مورد مطالعه نشان داد که این مدل ها به کاهش و افزایش دمای بیشینه حساس تر از دمای کمینه می باشند (سبزی پرور و همکاران، ۱۳۸۹: ۲۱).

از جمله پژوهش هایی که در ایران بر روی تبخیر و تعرق صورت گرفته است می توان به مطالعه شرقی و همکاران (۱۳۸۹) اشاره نمود که به بررسی تبخیر تعرق گیاه مرجع با استفاده از روش پنمن مانتیث در استان یزد پرداختند و اظهار داشتند که مناطق مرکزی، جنوبی و برخی از نواحی غربی استان از شدت تبخیر تعرق بیشتری نسبت به مناطق شمال و شرق استان برخوردارند.

در برآورد تبخیر و تعرق پتانسیل در دوره فصل رویش در رود شور استان مرکزی مشخص شد که میزان تبخیر و تعرق پتانسیل ۶/۱۶ برابر میانگین تبخیر و تعرق واقعی است (احسانی و همکاران، ۱۳۹۱: ۱۴). بررسی تغییرات درازمدت تبخیر تعرق گیاه مرجع در چند نمونه اقلیمی گرم کشور نشان داد که در یک دوره ۵۰ ساله و در مقیاس سالانه، ۵۳ درصد ایستگاه ها در فصل های مختلف روند معنی داری دارند و ۴۷ درصد ایستگاه ها در کل عدم معنی داری را نشان می دهند (سبزی پرور، ۱۳۹۰: ۷۲).

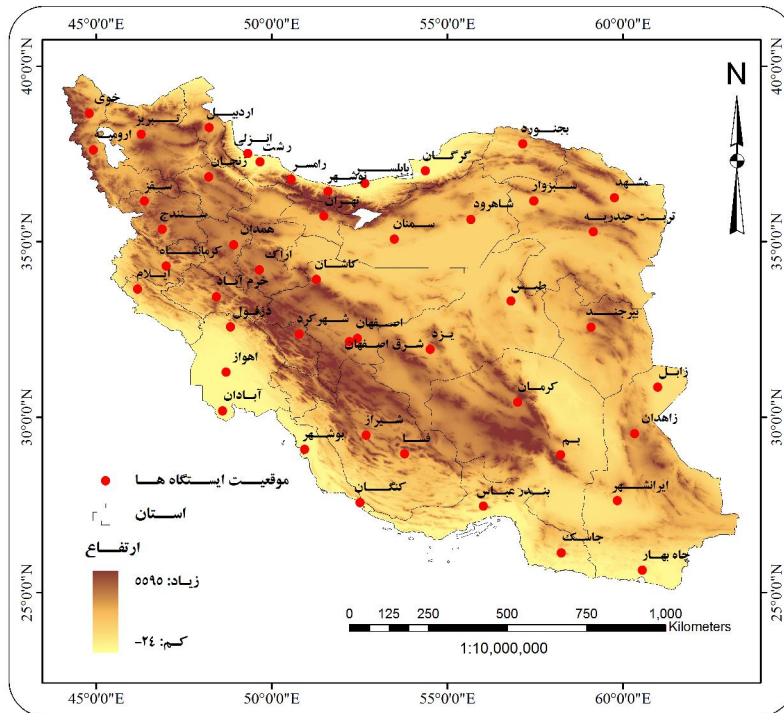
فلات ایران با قرارگیری در کمربند بیابانی با کمبود شدید منابع آبی مواجه می باشد. از این رو ضروری است تا با مدیریت کارآمد منابع آب و همچنین اولویت بندی مناطق مختلف از نظر خشکی، تا حد ممکن از بروز مشکلات جدی ناشی از کم آبی جلوگیری شود. تبخیر و تعرق پتانسیل یکی از عناصر مهم چرخه هیدرولوژی است که نقش مهمی را در طرح های مدیریت منابع آب، مطالعات کشاورزی، طراحی شبکه های آبیاری و زهکشی و سازه های آبی بازی می کند.

موارد ذکر شده موجب اهمیت مطالعه بر روی تبخیر و تعرق و پیش بینی روند تغییرات برای مدیریت منابع آبی کشور گردیده است. هدف از این پژوهش بررسی پهنه های مختلف تبخیر و تعرق در سراسر کشور و شناسایی روند بلند مدت تبخیر و تعرق در سطح کشور می باشد.

روش تحقیق

در این پژوهش به منظور ارزیابی پهنه های تبخیر و تعرق پتانسیل در سطح کشور از آمار سینوپتیک ۵۰ ایستگاه در یک دوره زمانی ۲۹ ساله (۱۹۸۱ تا ۲۰۰۹) استفاده شده است. سعی

بر آن بود که ایستگاه‌ها در سطح کشور توزیع نسبتاً همگنی داشته باشند (شکل ۱). همچنین از ایستگاه‌هایی استفاده شده است که نقص داده نداشته و دارای دوره آماری ۲۹ ساله باشند.



شکل (۱) موقعیت جغرافیایی ایستگاه‌های مورد مطالعه

در این تحقیق به منظور بررسی نرمال بودن داده‌ها از روش کلموگراف - اسمیرنوف و به منظور اطمینان از تصادفی بودن داده‌ها، از آزمون همگنی استفاده شده است. پس از اطمینان از نرمال و همگن بودن داده‌های آماری ایستگاه‌های هواشناسی، با استفاده از معادله پنمن - مانتیث فائو (رابطه ۱) مقدار تبخیر و تعرق پتانسیل روزانه محاسبه شد (Allen and et al, 1998: 24)، که عبارت است از:

$$ET_0 = \frac{0.408\Delta(R_n - G) + \gamma \frac{900}{T + 273} u_2 (e_s - e_a)}{\Delta + \gamma(1 + 0.34 u_2)} \quad (1)$$

ET_0 تبخیر- تفرق گیاه مرجع (mm/d) که به عنوان تبخیر- تفرق از گیاه مرجع با ارتفاع فرضی ۰/۱۲ متر و یک مقاومت سطحی ثابت (s/m) ۷۰ و آلبیدو ۰/۲۳ تعریف شده است. $R_{\text{پ}}$ تابش خالص خورشیدی در سطح محصول (Mj/m² day)؛ G: شار حرارتی خاک (Mj/m² day)؛ T: متوسط درجه حرارت هوا در ارتفاع ۲ متری به سانتیگراد؛ e_s : فشار بخار اشباع (kPa)؛ e_a : فشار بخار واقعی (kPa)؛ $(e_s - e_a)$: کمبود فشار بخار اشباع (kPa)؛ Δ : شیب منحنی فشار بخار در مقابل درجه حرارت (kPa/oC-1)؛ γ : ثابت سایکرومتریک (kPa/oC-1)؛ u_2 : سرعت باد در ارتفاع ۲ متری (m/s).

مقادیر به صورت روزانه محاسبه شدند و برای تبخیر و تفرق ماهانه، مقادیر محاسبه شده در هر روز با توجه به تعداد روز هر ماه جمع بسته شده و به عنوان مجموع ماهانه در نظر گرفته شد.

آزمون ناپارامتری من- کندال جهت آزمون معناداری روند و آشکارسازی جهش در سری‌های زمانی تبخیر و تفرق مورد استفاده قرار گرفت و مقدار روند افزایشی یا کاهش تبخیر و تفرق در پهنه مطالعاتی مشخص گردید.

آزمون رتبه‌ای من-کندال در چند مرحله صورت می‌گیرد. به این ترتیب که ابتدا داده‌ها رتبه بندی می‌شوند و آماره t_i که نسبت رتبه i به رتبه‌های ماقبل خود است (رابطه ۲)، مورد محاسبه قرار می‌گیرد. در مرحله بعدی، فراوانی تجمعی آماره t_i ، و در گام‌های بعد به ترتیب آماره‌های E_i که معرف امید ریاضی (رابطه ۳)، V_i یا واریانس (رابطه ۴) و U_i که شاخص مقایسه‌ای آزمون من-کندال است (رابطه ۵)، مورد محاسبه قرار می‌گیرد. معادله آماره‌های فوق‌الذکر به شرح ذیل می‌باشند:

$$t_i = \sum_{i=1}^n t_i \quad (2)$$

$$E_i = \frac{n_i(n_i-1)}{4} \quad (3)$$

$$V_i = \frac{n_i(n_i-1)(2n_i+5)}{72} \quad (4)$$

$$U_i = \frac{(\sum t_i - E_i)}{\sqrt{V_i}} \quad (5)$$

در معادلات فوق، n_i ترتیب زمانی داده ها است. برای ترسیم نمودار من-کندال و آشکار سازی معنی داری یا غیر معنی دار بودن روند سری زمانی، باید آماره های قرینه ای تحت عناوین t'_i, E'_i, V'_i و U'_i (به ترتیب، روابط ۶، ۷، ۸ و ۹) مورد محاسبه قرار گیرند. معادله آماره های فوق الذکر به شرح زیر می باشد:

$$t'_i = \sum_{i=1}^n t_i \quad (۶)$$

$$E'_i = \frac{[N-(n_i-1)](N-n_i)}{4} \quad (۷)$$

$$V'_i = \frac{[[N-(n_i-1)](N-n_i)][2(N-n_i)]+5}{72} \quad (۸)$$

$$U'_i = \frac{(\sum t_i - E'_i)}{\sqrt{V'_i}} \quad (۹)$$

در معادلات فوق N طول دوره آماری یا حجم نمونه است. محل تلاقی U_i و U'_i در محدوده اطمینان ۹۵ درصد، بیانگر تغییرات معنی دار سری زمانی اقلیمی بوده و رفتار U_i بعد از محل تلاقی، وضعیت نزولی یا صعودی سری اقلیمی را مشخص می کند (زاهدی و همکاران، ۱۳۸۶: ۱۸۸).

در این تحقیق به منظور بررسی تغییرپذیری زمانی - مکانی و روند تبخیر و تعرق، پس از مقایسه روش های کریجینگ، کوکریجینگ و وزن دهی عکس فاصله^۱ (IDW)، مشخص شد که روش IDW مناسب تر می باشد و تغییرات ایستگاهها را بهتر نمایش می دهد.

روش وزن دهی عکس فاصله (رابطه ۱۰)، یکی از روش هایی است که در مطالعات جغرافیایی کاربرد نسبتاً زیادی دارد. فرض اساسی این روش بر آن است که چیزهایی که در نزدیکی یکدیگر قرار دارند، نسبت به چیزهایی که از هم فاصله دارند، به هم شبیه تر هستند و با افزایش فاصله، میزان تأثیر پارامترها در برآورد واحد سطح کاهش می یابد. با این فرض، نقاط نزدیک تر در پیش بینی، وزن بیشتری نسبت به نقاط دورتر خواهند داشت (ترابی آزاد و همکاران، ۱۳۸۹: ۱۴۳). بیان آماری چنین رویکرد وزن دهی، عبارت است از (لو و وُنگ، ۲۰۰۸):

$$Z_o = \frac{\sum_{i=1}^N z_i d_i^{-n}}{\sum_{i=1}^N d_i^{-n}} \quad (۱۰)$$

که در آن: d_i : عبارت از فاصله بین نقطه تخمین تا هر کدام از نمونه های واقع در همسایگی آن، Z_o : مقدار تخمین متغیر Z در نقطه i ، Z_i : مقدار نمونه در نقطه i ، d_i : فاصله نمونه تا نقطه

۱. Inverse distance weights

مورد تخمین و n : ضریبی که وزن را بر اساس فاصله تعیین می‌کند. این روش تحت تاثیر ایستگاه‌های همجوار قرار نگرفته و به صورت مستقل تغییرات را نشان داده و با فاصله از مرکز شدت تغییرات کاهش می‌یابد.

نتایج

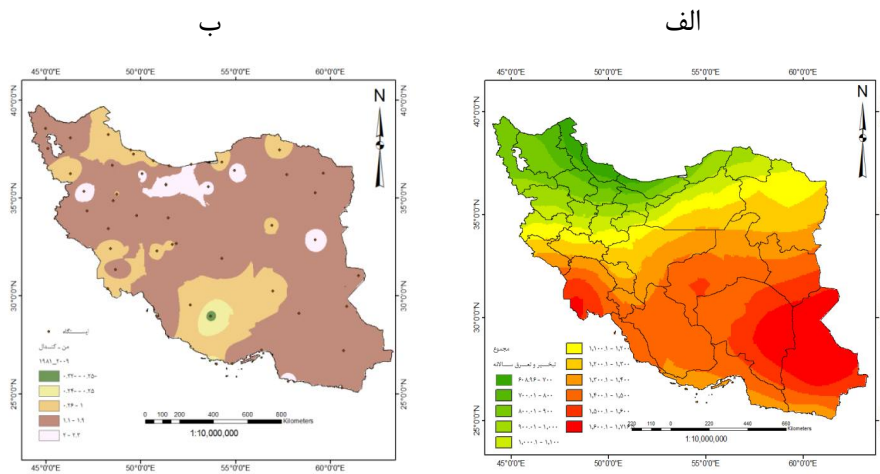
در این پژوهش، تبخیر و تعرق پتانسیل به وسیله روش پنمن مانیتث برای هر یک از ایستگاه‌ها در یک دوره آماری ۲۹ ساله (۲۰۰۹-۱۹۸۱) محاسبه گردید. جهت بررسی روند نیز از آزمون من کندال استفاده شده است. بر اساس نتایج، ایستگاه‌های سواحل شمالی کشور کمترین میزان تبخیر و تعرق را با مقدار کمتر از ۷۰۰ میلیمتر به خود اختصاص داده‌اند. در این میان ایستگاه‌های رامسر، نوشهر، اردبیل، رشت و انزلی کمترین میزان تبخیر و تعرق را دارا می‌باشند. در این ایستگاه‌ها، به دلیل رطوبت نسبی بالا و همچنین متوسط دمای پایین، مجموع تبخیر و تعرق پتانسیل کمتر از سایر ایستگاه‌ها است. در هوای خشک، فشار بخار آب هوا خیلی کمتر از فشار بخار آب سطح تبخیر شونده است. این اختلاف فشار بخار آب سبب حرکت و انتقال ملکول‌های بخار آب به داخل هوا می‌شود و در صورت مرطوب بودن هوا، چون اختلاف فشار بین هوا و سطح تبخیر شونده کمتر است، بالا رفتن دما افزایش چشمگیری در میزان تبخیر ایجاد نمی‌کند (کاویانی و علیجانی، ۱۳۸۰، ۲۰۹).

مناطق مرکزی، جنوب غربی و جنوب شرقی ایران بیشترین مقدار تبخیر و تعرق را به خود اختصاص داده‌اند. در این نواحی به دلیل وجود رطوبت کم و متوسط دمای بالا، بیشترین مقدار تبخیر و تعرق صورت می‌گیرد. بیشترین میزان تبخیر و تعرق مربوط به ایستگاه‌های ایرانشهر، بم، اهواز و آبادان می‌باشد. یعنی اینکه ایستگاه‌های جنوب شرقی و مرکزی ایران به دلیل رطوبت پایین و همچنین متوسط دما و شدت تابش بالا، مقدار حداکثری تبخیر و تعرق را به خود اختصاص داده‌اند. بر این اساس، سواحل جنوبی کشور با وجود دمای بالا و قرار گیری در عرض‌های جنوبی‌تر نسبت به مناطق مرکزی، تبخیر و تعرق پتانسیل کمتری دارند. مقدار تبخیر و تعرق در ایستگاه‌های سواحل جنوبی ایران حدود ۱۳۰۰ تا ۱۴۰۰ میلیمتر می‌باشد (شکل ۲- الف).

بر اساس نتایج U_i ؛ که شاخص مقایسه‌ای آزمون من-کندال است و مقدار انحراف از میانگین را نمایش می‌دهد (تورگای و ارکان^۱، ۲۰۰۶)، روند تبخیر و تعرق در سراسر ایران نیز رو به افزایش می‌باشد (شکل ۲- ب)، تنها ایستگاه فسا و در مرتبه بعد کیش روند تبخیر و تعرق کاهشی

1. Turgay & Ercan; 2006

داشته اند. بیشترین میزان تغییر در روند تبخیر و تعرق، در ایستگاه‌های بیرجند، شاهرود، قزوین، جاسک، سمنان، بابلسر، دوشان تپه و سندرگ مشاهده می شود که مقدار U_i در سطح اطمینان α^1 از محدود $+1/96$ خارج شده است. مناطق خشک و نیمه خشک بیشترین تغییر روند و افزایش تبخیر و تعرق را به خود اختصاص داده اند (شکل شماره ۲- ب).



شکل (۲) الف) مقدار تبخیر و تعرق پتانسیل در سطح کشور ۱۹۸۱-۲۰۰۹، ب) روند تبخیر و تعرق در سال‌های ۱۹۸۱-۲۰۰۹

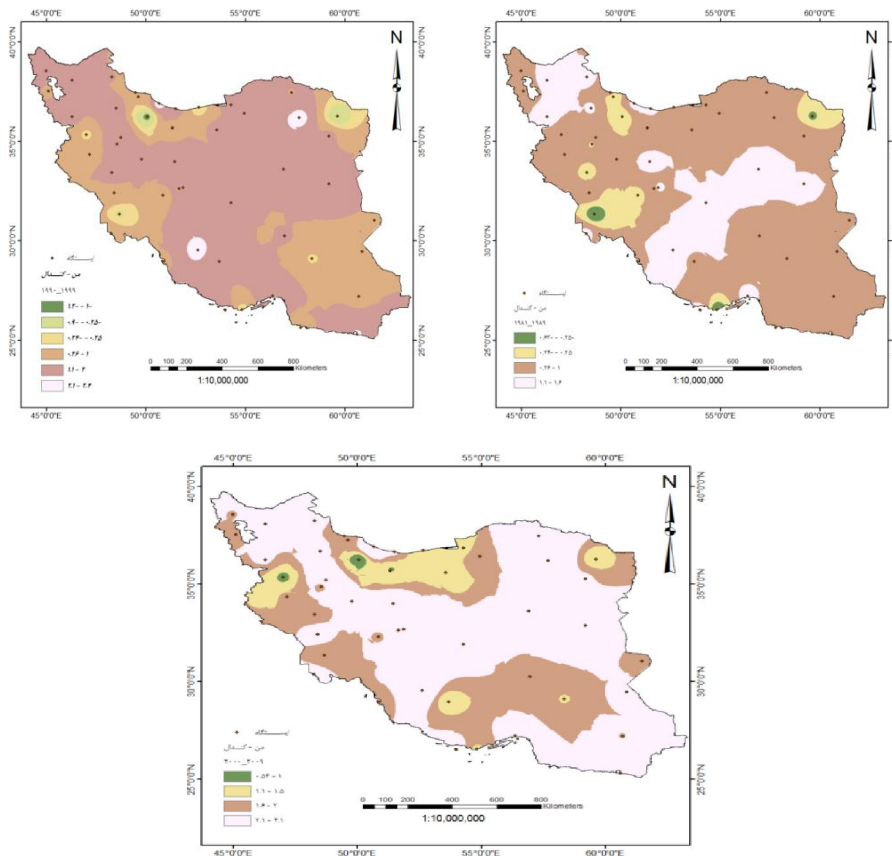
مقدار تبخیر و تعرق به صورت میان دوره‌ای نیز تغییرات فاحشی را نشان می دهد. در میان سال‌های ۱۹۸۱-۱۹۸۹، روند تبخیر و تعرق پتانسیل در ایستگاه‌های بندر لنگه، اهواز و مشهد، کاهش می باشد. در دیگر ایستگاه‌ها مقدار انحراف از میانگین افزایش کمتری داشته ولی این افزایش، بسیار کم و در محدوده نرمال می باشد. به عبارتی دیگر، ۱۲ درصد از ایستگاه‌ها، کاهش روند و ۸۸ درصد بقیه نیز افزایش روند را نشان می دهند (شکل شماره ۳- الف). در دهه دوم یعنی سال‌های ۱۹۹۰-۱۹۹۹، مقدار U_i در ایستگاه‌هایی چون مشهد و قزوین به حدود ۱- رسیده که بیشترین میزان کاهش محاسبه شده است. در این سال‌ها، مقدار U_i در ایستگاه‌های رامسر، شیراز و سبزوار از محدوده اطمینان $+1/96$ خارج شده و تغییر در روند صورت گرفته است. مقدار U_i در بیشتر مساحت کشور حدود $+1$ تا $+2$ می باشد. در کل در میان سال‌های ۱۹۹۰-۱۹۹۹، در ۸ درصد از ایستگاه‌ها مقدار تبخیر و تعرق کاهش و در ۹۴ درصد بقیه

1. level of significance (99% $z=2.58$ and 95% $z=1.96$)

افزایشی بوده است. از این ۹۴ درصد، در ۱۴ درصد ایستگاه‌ها، مقدار تبخیر و تعرق تغییر بیشتری داشته و از محدوده $+1/96$ خارج شده اند (شکل شماره ۳- ب). در سال‌های ۲۰۰۰ تا ۲۰۰۹ میزان تبخیر و تعرق در تمامی ایستگاه‌ها افزایش داشته است. روند تبخیر و تعرق نیز در بیشتر ایستگاه‌ها به شدت افزایشی بوده است. کمترین مقدار تغییر در ایستگاه‌های سنندج و قزوین مشاهده شده است (شکل شماره ۳- ج). ۵۲ درصد از ایستگاه‌ها از محدوده اطمینان $+1/96$ خارج شده‌اند که جز رامسر، خوی و تبریز، تماماً در مناطق خشک واقع شده‌اند که از نظر آب در دسترس دچار مشکل می‌باشند.

ب

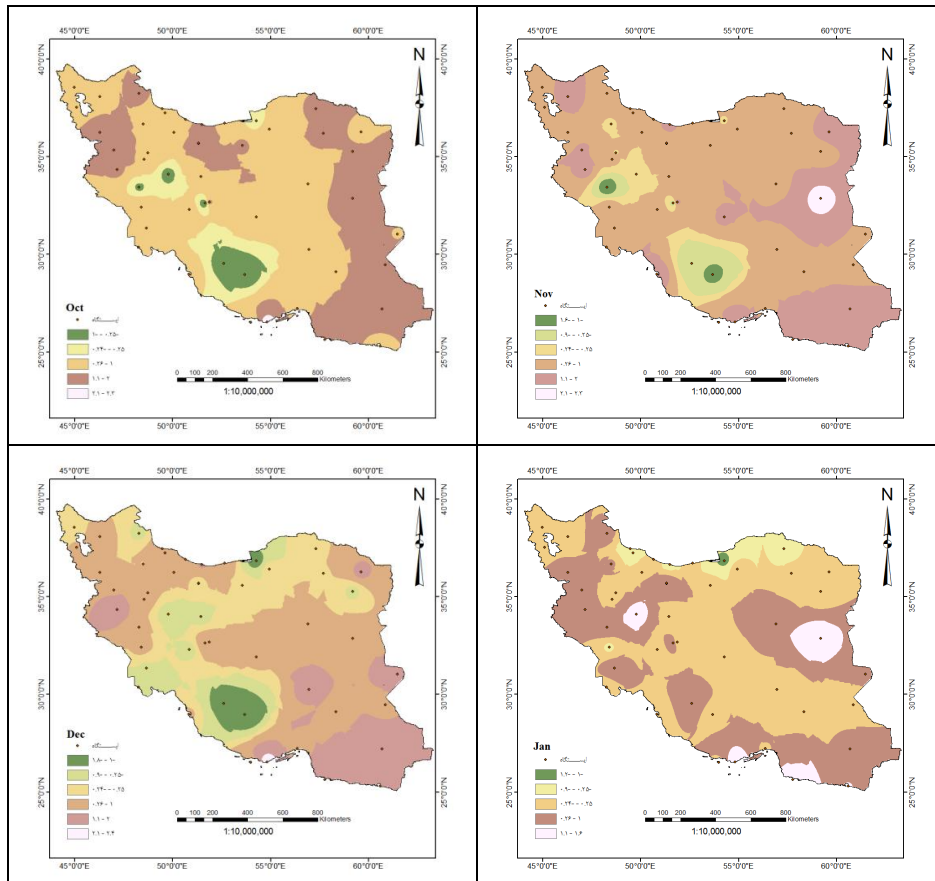
الف



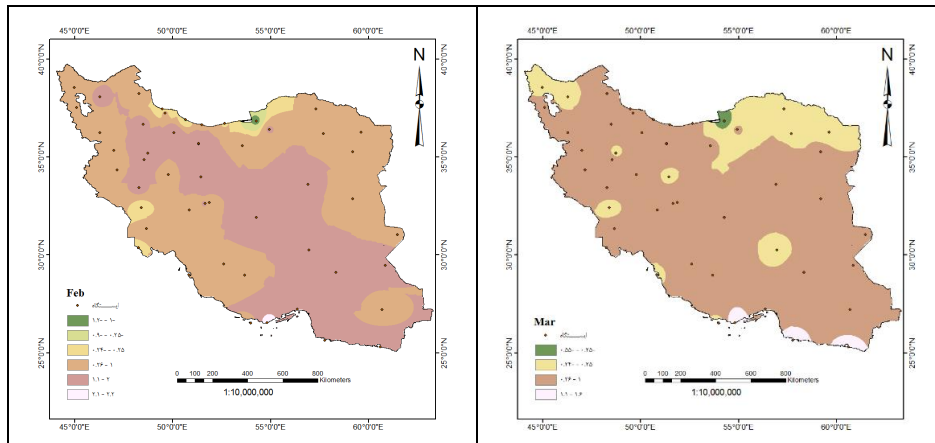
ج

شکل (۳) روند تبخیر و تعرق در سال‌های ۱۹۸۱-۱۹۸۹، (ب) در سال‌های ۱۹۹۰-۱۹۹۹ و (ج) در سال‌های ۲۰۰۰-۲۰۰۹

روند ماهانه تبخیر و تعرق نیز شرایط متفاوتی را نشان می‌دهد. کمترین تغییرات در روند تبخیر و تعرق ماهانه در اواخر فصل پاییز و اوایل زمستان مشاهده شده است. در ماه ژانویه ۳۲ درصد از ایستگاه‌ها مقدار منفی تبخیر و تعرق را نشان داده‌اند که بیشترین کاهش، در ایستگاه گرگان با مقدار U_i $-1/۲۱$ حاصل شده است. پس از ژانویه، بیشترین روند کاهش تبخیر و تعرق مربوط به ماه دسامبر می‌باشد، که این روند کاهش، در ۱۲ درصد ایستگاه‌ها به وضوح مشخص است. همانند ماه ژانویه، بیشترین مقدار کاهش تبخیر و تعرق، مربوط به ایستگاه گرگان (با مقدار U_i $-۱/۵۲$) می‌باشد (شکل ۴). دلیل کاهش مقدار تبخیر و تعرق گرگان تا حدودی مرتبط با افزایش رطوبت و ثابت بودن دمای ایستگاه می‌باشد.

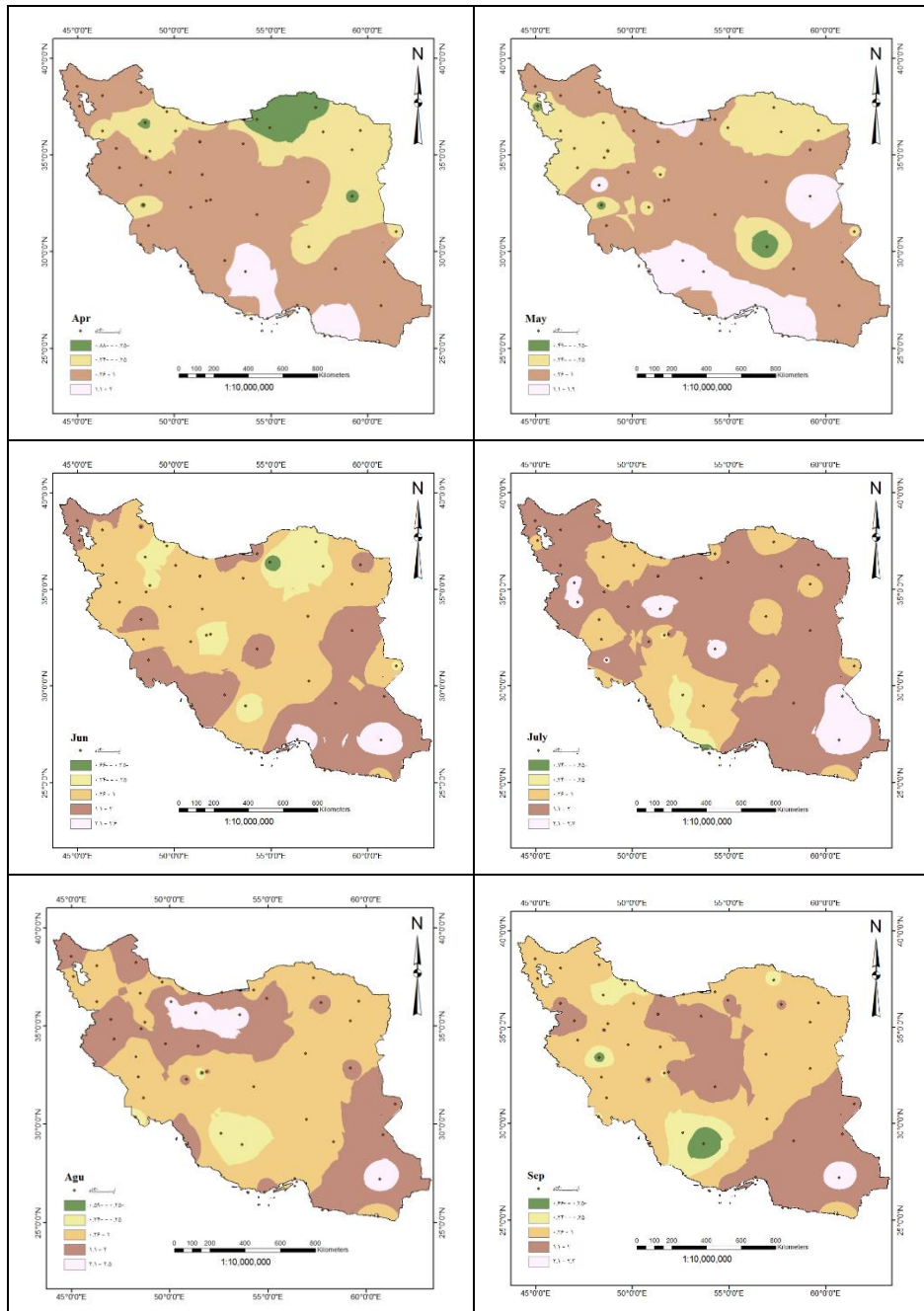


شکل (۴) روند تبخیر و تعرق در فصل‌های پاییز و زمستان



ادامه شکل (۴)

در ماه‌های ژوئن، جولای و آگوست، تبخیر و تعرق در بیشتر ایستگاه‌های مورد مطالعه روندی افزایشی داشته است. در ماه جولای در ۴۷ ایستگاه مورد مطالعه، روند تبخیر و تعرق رو به افزایش بوده است، که تنها در ایستگاه‌های اصفهان و کیش (به ترتیب با مقدار U_i ؛ $0/2-$ و $0/5-$) کاهش روند مشاهده شده است. در ماه آگوست نیز در ۴۶ ایستگاه افزایش مقدار تبخیر و تعرق مشاهده شد. در این ماه نیز تنها در ایستگاه‌های فسا، شیراز و اصفهان میزان تبخیر و تعرق کاهشی بوده است. بیشترین تغییرات U_i نیز در ماه‌های گرم سال مشاهده شده است. در ماه جولای ۸ ایستگاه اصفهان، سنندج، دوشان تپه، زاهدان، یزد، اهواز، کرمانشاه و کاشان از محدود اطمینان $1/96+$ خارج و تغییر روند بلند مدت ماهانه را نشان می‌دهند. تبخیر و تعرق، در ایستگاه فسا و گرگان طی بیشتر ماه‌ها به دلیل افزایش مقدار رطوبت نسبی و ثابت بودن دما روندی کاهشی دارد. در مقابل، ایستگاه ایرانشهر در تمامی ماه‌های سال افزایش روند تبخیر و تعرق را نشان می‌دهد. در این ایستگاه، از ماه‌های ژوئن تا سپتامبر، مقدار تبخیر و تعرق از محدوده اطمینان ۹۵ درصد خارج شده و تغییر در مقادیر تبخیر و تعرق صورت گرفته است (شکل ۵).



شکل (۵) روند تبخیر و تعرق در فصل‌های بهار و تابستان

بر اساس مطالب فوق، و با توجه به جدول (۱)، جز ایستگاه گرگان که مقدار تبخیر و تعرق پتانسیل کاهش یافته است، در تمامی ایستگاه‌های کشور نرخ تبخیر و تعرق روندی افزایش داشته است. روند افزایشی ماهانه در تمامی ایستگاه‌ها یکسان نبوده و تنها در پانزده ایستگاه در تمامی ماه‌ها روند مثبت تبخیر و تعرق مشاهده شده است. این ایستگاه‌ها شامل ایرانشهر، جاسک، بندر لنگه، زابل، چابهار، زاهدان، بم و بندر عباس در جنوب و جنوب شرقی ایران و ایستگاه‌های سقز، ارومیه، تبریز، قزوین و بابل در شمال و شمال غربی کشور می‌باشند. علاوه بر ایستگاه‌های فوق الذکر، ایستگاه‌های طیس و مشهد نیز در تمامی ماه‌ها افزایش تبخیر و تعرق را نشان می‌دهند. روند افزایشی ماهانه ایستگاه‌های شمال غربی بسیار اندک و در محدوده اطمینان $+1/96$ بوده است، در صورتی که در ایستگاه‌های جنوب شرقی، حداقل در یک ماه که عمدتاً ماه‌های گرم سال می‌باشد، از محدوده اطمینان $+1/96$ خارج شده است. برای نمونه می‌توان به ایستگاه‌های ایرانشهر و زاهدان اشاره نمود (جدول ۱).

نتیجه گیری

نتایج پژوهش نشان می‌دهد که ایستگاه‌های جنوب شرقی و مرکزی ایران به دلیل رطوبت پایین و همچنین متوسط دما و شدت تابش بالا، مقدار حداکثری تبخیر و تعرق را به خود اختصاص داده اند. بیشترین میزان تبخیر و تعرق مربوط به ایستگاه‌های ایرانشهر، بم، اهواز و آبادان می‌باشد. در سواحل شمالی کشور میزان تبخیر و تعرق کمتر از 700 میلیمتر می‌باشد. در این میان ایستگاه‌های رامسر، نوشهر، اردبیل، رشت و انزلی کمترین میزان تبخیر و تعرق را دارا می‌باشند.

آزمون من-کندال نشان می‌دهد که به استثنای فسا و در مرتبه بعد کیش، روند تبخیر و تعرق در سراسر ایران رو به افزایش است. ایستگاه‌های بیرجند، شاهرود، قزوین، جاسک، سمنان، بابلسر، دوشان تپه و سنندج بیشترین میزان تغییر روند تبخیر و تعرق را دارا می‌باشند و مقدار U_i از محدوده $+1/96$ بیشتر و تغییر در روند صورت گرفته است. نسبت به دیگر مناطق، تغییر روند و افزایش تبخیر و تعرق در مناطق خشک و نیمه خشک شدیدتر بوده است.

در بررسی دهه ای، روند افزایشی تبخیر و تعرق در تمامی دوره‌ها یکسان نبوده و در سال‌های 2000 تا 2009 شدت بیشتری یافته است. در این سال‌ها، روند تبخیر و تعرق در تمامی ایستگاه‌ها به شدت افزایش یافته است. کمترین مقدار تغییر U_i در ایستگاه‌های سنندج و قزوین مشاهده شد. در این سال‌ها، میزان تبخیر و تعرق در تمامی ایستگاه‌ها روندی افزایش

داشته است. ۵۲ درصد از ایستگاه‌ها از محدوده اطمینان ۱/۹۶+ خارج شده‌اند که جز رامسر، خوی و تبریز تماماً در مناطق خشک واقع شده‌اند.

روند ماهانه تبخیر و تعرق نیز متفاوت بوده است. کمترین تغییرات در روند تبخیر و تعرق ماهانه در اواخر فصل پاییز و اوایل زمستان مشاهده شده است. در ماه ژانویه، ۳۲ درصد از ایستگاه‌ها مقدار منفی تبخیر و تعرق را داشته‌اند. در ماه‌های ژوئن، جولای و آگوست روند تبخیر و تعرق در بیشتر ایستگاه‌های مورد مطالعه افزایشی بوده است. در ماه جولای در ۴۷ ایستگاه مورد مطالعه روند تبخیر و تعرق رو به افزایش بوده است و در ماه آگوست نیز در ۴۶ ایستگاه افزایش مقدار تبخیر و تعرق مشاهده شد، بنابراین، بیشترین تغییرات U_i نیز در ماه‌های گرم سال صورت گرفته است. در ماه جولای ۸ ایستگاه اصفهان، سنندج، دوشان تپه، زاهدان، یزد، اهواز، کرمانشاه و کاشان از محدوده اطمینان ۱/۹۶+ خارج و تغییر روند بلند مدت ماهانه را نشان می‌دهند.

نکته قابل توجه در روند تبخیر و تعرق، کاهش بودن مقدار تبخیر و تعرق در بیشتر ماه‌های سال در ایستگاه فسا و گرگان می‌باشد که به دلیل افزایش مقدار رطوبت نسبی و ثابت بودن دما می‌باشد. در نقطه مقابل ایستگاه ابرانشهر قرار دارد که در تمامی ماه‌های سال، افزایش روند تبخیر و تعرق را داراست. در این ایستگاه، در ماه‌های ژوئن تا سپتامبر، مقدار تبخیر و تعرق از محدوده اطمینان ۹۵ درصد خارج شده و تغییر در مقادیر تبخیر و تعرق صورت گرفته است. مطالعات مختلفی در ایران صورت گرفته است که مقدار تبخیر و تعرق را در مناطق مختلف کشور بررسی نموده‌اند ولی تنها پژوهش جامعی که مقدار تبخیر و تعرق را در تمامی ایستگاه‌های کشور برآورد نموده می‌توان به مطالعه زارع ابیانه و همکاران (۱۳۸۹) اشاره نمود. محققان در این پژوهش، روش‌های مختلف برآورد تبخیر تعرق گیاه مرجع را بررسی و ایران را از نظر مقدار تبخیر و تعرق پهنه بندی نمودند. در پژوهش حاضر سعی بر آن شد که علاوه بر محاسبه و پهنه بندی تبخیر در سراسر ایران، روند ماهانه و سالانه تبخیر و تعرق در سراسر کشور طی یک دوره ۲۹ ساله بررسی شود که جنبه نوآوری این مطالعه در مقایسه با مطالعات مشابه بوده است.

جدول (۱) مقادیر حاصل شده از آزمون من - کندال برای روند تبخیر و تعرق ماهانه و سالانه

استگاه	JAN	FEB	MAR	APR	MAY	JUNE	JULY	AUG	SEP	OCT	NOV	DEC	روند سالانه	روند ۱۹۸۱-۱۹۸۹	روند ۱۹۹۰-۱۹۹۹	روند ۲۰۰۰-۲۰۰۹
اراک	۱۶۰	۰۷۶	۰۶۲	۰۵۹	۰۲۸	۰۵۶	۱۸۲	۱۵۰	۰۶۶	۰۴۱	۰۰۷	۰۷۴	۱۴۲	۰۶۸	۱۳۲	۲۳۹
اردبیل	۰۴۷	۰۷۵	۰۹۳	۰۹۳	۰۹۵	۱۰۳	۱۶۸	۱۶۰	۰۹۱	۱۱۶	۰۶۷	۰۶۲	۰۷۳	۱۳۸	۱۰۲	۱۳۷
ارومیه	۰۲۲	۰۷۰	۰۴۱	۰۹۲	۰۹۳	۱۰۸	۰۸۴	۰۷۷	۰۳۹	۰۷۲	۰۶۲	۰۲۷	۱۱۲	۰۶۱	۰۸۸	۱۷۷
اصفهان	۰۶۲	۱۰۵	۰۸۲	۱۰۰	۰۹۵	۰۲۳	۰۲۰	۰۵۹	۰۳۸	۰۱۰۴	۰۷۱	۰۸۰	۰۷۹	۰۶۱	۰۸۱	۱۷۷
انزلی	۰۶۲	۰۲۸	۰۳۴	۰۳۴	۰۲۴	۰۲۷	۰۸۰	۰۶۶	۰۱۹	۰۷۸	۰۶۶	۰۸۶	۰۲۲	۰۴۸	۰۳۰	۱۴۹
اهواز	۰۷۲	۰۵۹	۰۴۴	۰۵۹	۰۵۶	۱۶۹	۲۰۴	۰۷۷	۰۸۲	۰۹۸	۰۷۱	۰۶۲	۱۲۲	۰۶۳	۰۳۴	۱۵۳
ایرانشهر	۰۳۳	۰۷۵	۰۴۷	۰۷۶	۰۹۵	۳۵۷	۳۵۶	۲۳۹	۲۳۹	۱۸۸	۱۵۰	۱۶۷	۱۵۴	۰۶۶	۰۸۲	۱۹۹
آبادان	۰۰۱	۰۱۶	۰۲۹	۰۳۶	۰۳۶	۰۳۶	۱۰۸	۰۴۰	۰۰۱	۰۲۲	۰۰۵	۰۰۴	۰۵۲	۱۱۷	۰۹۵	۲۳۱
بایلسر	۰۱۶	۰۴۴	۰۴۴	۰۳۷	۱۴۹	۱۴۹	۱۳۹	۱۶۰	۱۳۶	۰۷۵	۰۵۲	۰۶۴	۱۹۷	۰۴۰	۰۰۶	۱۱۸
بجنورد	۰۴۰	۰۲۸	۰۰۷	۰۳۵	۰۱۳	۰۱۶	۰۳۴	۰۴۶	۰۱۵	۰۰۸	۰۳۸	۰۱۸	۰۷۶	۰۷۲	۰۹۹	۳۸۹
بم	۰۰۴	۱۶۸	۰۵۶	۰۶۵	۰۴۸	۱۳۸	۱۱۰	۰۹۱	۱۱۳	۰۹۱	۰۹۰	۰۸۲	۱۲۰	۰۶۵	۰۲۲	۱۴۸
بندرعباس	۱۶۶	۱۶۶	۰۳۲	۰۳۷	۱۴۴	۲۳۱	۱۴۶	۰۵۵	۱۱۹	۰۹۱	۰۶۱	۰۵۵	۱۱۳	۱۱۳	۲۰۰	۲۴۲
بندرلنگه	۱۶۵	۲۳۳	۱۶۵	۱۹۲	۱۴۷	۱۴۷	۱۵۷	۱۴۳	۱۵۴	۲۳۰	۱۵۴	۲۴۰	۱۸۷	۰۶۲	۰۰۶	۱۴۲
بوشهر	۰۱۳	۰۵۷	۰۱۶	۰۴۹	۱۱۹	۱۵۲	۰۶۴	۱۵۹	۰۹۲	۰۷۹	۱۶۴	۰۲۴	۱۸۸	۰۹۳	۰۸۶	۱۷۳
بیرجند	۰۱۳	۰۶۰	۰۶۶	۰۳۸	۱۸۷	۱۹۶	۱۷۲	۱۰۳	۰۸۹	۱۳۸	۰۲۷	۰۲۴	۱۰۶	۱۰۶	۱۸۹	۲۹۶
تبریز	۰۱۱	۱۱۳	۰۰۵	۰۳۹	۰۳۳	۰۹۸	۱۳۶	۰۶۲	۰۲۶	۰۷۸	۱۴۲	۰۶۸	۱۳۶	۱۱۴	۱۹۹	۳۰۱
تربت حیدریه	۰۱۶	۰۳۷	۰۳۷	۰۰۷	۰۲۲	۰۲۴	۰۷۴	۰۷۰	۰۵۷	۱۰۱	۰۵۷	۰۲۴	۱۰۵	۰۸۸	۱۱۵	۲۰۶
تهران	۰۴۸	۱۶۱	۰۳۶	۰۳۰	۰۳۴	۰۳۴	۱۹۲	۰۷۴	۱۰۱	۰۳۱	۰۰۸	۰۲۱	۱۵۶	۰۱۸	۰۷۶	۱۴۸
جاسک	۱۳۸	۱۱۴	۱۳۴	۱۹۷	۱۸۱	۱۷۳	۱۵۲	۱۳۴	۱۶۱	۱۸۲	۱۶۸	۱۹۶	۱۶۸	۰۵۷	۰۷۶	۲۰۳
چابهار	۱۰۱	۱۳۹	۱۱۳	۰۷۸	۰۶۵	۰۸۱	۰۵۷	۰۵۸	۰۵۸	۰۶۹	۱۰۲	۱۳۶	۱۰۹	۰۷۵	۲۰۳	۳۲۹
خرم آباد	۰۸۲	۱۲۹	۰۸۱	۰۸۵	۱۴۴	۱۹۱	۱۴۴	۰۳۳	۰۴۰	۰۳۳	۰۲۴	۰۲۷	۱۳۷	۰۳۲	۰۱۳	۱۸۰
خوی	۰۰۱	۰۴۸	۰۱۷	۰۳۳	۰۵۰	۱۰۸	۱۸۶	۱۴۶	۰۶۲	۰۹۶	۰۰۴	۰۰۴	۱۲۲	۰۹۹	۱۳۴	۱۹۹
دزفول	۰۳۶	۰۱۵	۰۰۷	۰۳۹	۰۳۷	۰۲۲	۰۴۲	۰۹۲	۰۷۸	۰۹۷	۰۷۹	۰۴۵	۰۷۲	۰۶۶	۰۸۶	۲۳۱
دوشان تپه	۰۴۸	۱۷۲	۰۷۱	۱۲۷	۰۵۷	۱۴۳	۲۰۲	۲۰۷	۱۵۸	۱۴۰	۱۴۲	۰۱۸	۳۵۷	۰۷۱	۰۸۸	۰۵۴
رامسر	۰۰۲	۰۶۹	۰۱۱	۰۴۲	۰۷۹	۰۸۷	۰۸۷	۰۵۲	۰۰۴	۰۰۴	۰۰۴	۰۰۴	۱۳۱	۱۳۱	۲۴۳	۴۰۷
رشت	۰۵۵	۰۳۸	۰۵۳	۰۲۳	۰۲۳	۰۲۸	۰۸۷	۱۰۲	۰۰۷	۰۶۳	۰۷۹	۱۰۵	۰۹۲	۰۱۳	۰۳۹	۱۸۴
زابل	۰۲۸	۰۸۹	۰۳۰	۰۲۲	۰۲۲	۰۲۲	۰۶۲	۱۰۴	۱۳۷	۰۹۸	۰۸۹	۱۳۷	۱۱۱	۰۹۲	۰۹۹	۱۸۴
زاهدان	۰۳۸	۰۷۶	۰۷۶	۰۷۷	۰۷۰	۲۳۵	۱۹۱	۱۹۱	۱۶۲	۱۴۹	۰۶۴	۰۶۴	۱۶۷	۰۷۶	۰۴۸	۲۱۷
زنجان	۰۳۲	۱۳۴	۰۳۳	۰۳۹	۰۶۶	۰۲۲	۰۴۱	۰۸۴	۰۰۱	۰۹۶	۰۱۵	۰۲۴	۱۰۸	۱۰۸	۱۷۸	۲۳۷
سبزوار	۰۲۰	۰۸۴	۰۲۰	۰۱۴	۰۴۴	۰۱۴	۱۸۴	۱۱۰	۱۰۴	۱۰۵	۰۷۷	۰۲۴	۱۷۰	۰۷۵	۲۳۱	۲۴۴
سقز	۰۵۶	۰۷۵	۰۰۶	۰۱۳	۰۳۰	۱۳۶	۰۷۷	۱۳۶	۱۰۵	۰۷۷	۰۶۵	۰۲۴	۰۲۲	۰۲۲	۱۳۴	۲۰۸
سمنان	۰۰۴	۰۸۸	۰۳۳	۰۸۲	۰۵۳	۱۳۵	۲۳۸	۱۴۷	۱۳۱	۱۴۷	۱۱۱	۰۸۲	۱۹۷	۰۴۸	۱۲۱	۱۳۹
سنندج	۰۳۹	۰۸۴	۰۹۰	۰۶۵	۰۱۷	۰۶۷	۲۰۶	۱۶۷	۱۲۰	۱۲۱	۱۰۵	۰۹۷	۲۳۵	۰۶۲	۰۱۶	۰۸۹
شاهرود	۰۱۳	۱۱۰	۰۳۰	۰۳۲	۰۰۱	۰۶۶	۱۸۰	۱۳۳	۱۱۳	۰۹۲	۰۷۲	۰۰۹	۲۳۷	۰۵۷	۱۰۳	۱۷۳
شرق اصفهان	۰۱۱	۰۸۲	۰۴۱	۰۳۳	۰۴۱	۰۱۶	۱۳۹	۱۳۶	۲۰۷	۱۶۱	۱۶۱	۰۶۰	۱۴۵	۱۲۰	۲۱۳	۳۷۳
شهرکرد	۰۰۲	۰۷۸	۰۵۰	۰۳۸	۰۱۳	۰۳۶	۱۰۵	۱۰۹	۱۰۲	۰۷۵	۰۰۰	۰۰۰	۰۹۷	۰۰۰	۰۰۰	۱۹۱
شیراز	۰۷۸	۰۸۰	۰۹۱	۰۸۵	۱۱۰	۱۷۹	۰۰۲	۰۰۶	۰۱۲	۰۵۰	۰۰۰	۰۰۰	۱۳۳	۱۵۶	۲۳۳	۳۱۰
طیس	۰۹۸	۱۳۳	۰۹۹	۰۷۷	۰۵۵	۰۵۷	۰۷۵	۰۷۱	۰۸۲	۰۰۰	۰۰۰	۰۰۰	۱۲۲	۰۹۵	۱۱۰	۲۴۹
فسا	۰۰۵	۰۶۱	۰۸۳	۱۵۷	۱۰۷	۰۳۶	۰۵۶	۰۰۰	۰۰۰	۰۶۶	۰۵۸	۰۱۴	۰۸۴	۰۰۰	۰۰۰	۱۰۹
قزوین	۰۱۹	۱۸۹	۰۷۰	۰۲۰	۰۲۸	۰۳۶	۰۷۸	۲۲۴	۰۷۰	۰۷۲	۰۰۰	۰۰۰	۰۵۷	۰۲۴	۰۱۷	۰۵۳
کاشان	۰۰۶	۱۷۳	۰۱۵	۰۴۵	۰۲۲	۰۹۸	۲۰۷	۱۳۹	۰۷۴	۰۰۰	۰۰۰	۰۰۰	۱۱۳	۱۳۷	۱۶۲	۳۲۴
کرمان	۰۲۵	۱۳۹	۰۰۹	۰۰۲	۰۳۹	۰۴۹	۰۹۴	۰۵۹	۰۰۰	۰۶۳	۰۷۲	۱۳۸	۰۸۵	۰۷۸	۱۰۴	۱۸۴
کرمانشاه	۰۴۷	۰۸۶	۰۹۲	۰۹۲	۰۰۰	۰۴۷	۲۰۶	۱۳۹	۰۸۷	۱۱۴	۱۴۹	۱۴۹	۱۷۷	۰۶۸	۰۵۶	۱۵۴
کیش	۰۰۵	۰۷۳	۰۰۰	۰۰۰	۰۴۶	۰۱۶	۰۴۷	۰۴۷	۰۲۷	۰۲۲	۰۰۰	۰۰۰	۱۳۵	۰۰۰	۱۵۸	۲۵۰
گرگان	۰۱۶۱	۰۱۲۰	۰۵۵	۰۸۸	۰۴۹	۱۶۰	۰۷۴	۰۴۳	۰۲۴	۰۱۹	۰۰۰	۰۲۲	۰۲۲	۰۴۴	۱۲۱	۱۴۱
مشهد	۰۱۱	۰۴۳	۰۰۴	۰۱۹	۰۱۸	۱۴۶	۱۴۳	۰۹۸	۰۷۵	۰۹۷	۱۴۴	۱۴۴	۱۴۷	۰۲۱	۰۷۶	۱۰۵
نوشهر	۰۵۴	۰۷۳	۰۴۷	۰۰۶	۰۶۷	۱۲۱	۰۶۷	۱۷۱	۱۴۳	۱۷۹	۱۱۰	۱۱۱	۱۴۶	۱۳۹	۱۳۱	۲۰۳
همدان فرودگاه	۰۲۱	۰۷۵	۰۳۴	۰۳۴	۰۰۰	۰۵۷	۱۵۲	۱۲۶	۱۰۵	۰۹۵	۰۶۶	۰۶۵	۱۴۳	۰۱۹	۱۴۲	۱۷۸
همدان نوزه	۰۰۹	۱۲۵	۰۰۷	۰۰۸	۰۰۷	۰۰۶	۰۵۵	۰۶۳	۰۵۰	۰۹۷	۰۳۳	۰۲۶	۰۹۶	۰۷۸	۱۷۸	۳۲۹
یزد	۰۱۷	۱۲۵	۰۴۳	۰۷۱	۰۲۳	۱۲۲	۲۱۰	۰۶۸	۱۳۳	۰۸۵	۱۱۱	۰۴۹	۱۳۷	۱۱۱	۱۱۶	۲۴۲

منابع و مآخذ

۱. احسانی، علی، ارزانی، حسین، فرحپور، مهدی، احمدی، حسن، جعفری، محمد، اکبرزاده، مرتضی (۱۳۹۱) برآورد تبخیر و تعرق با استفاده از اطلاعات آب و هوایی، خصوصیات گیاه (مرتع) و خاک به کمک برنامه نرم افزار Cropwat 8.0 (مطالعه موردی: منطقه استپی استان مرکزی ایران، ایستگاه رودشور)، تحقیقات مرتع و بیابان ایران، جلد ۱۹، شماره ۱ (پیاپی ۴۶)، ۱-۱۶.
۲. رضیئی، طیب، دانش کار آراسته، پیمان، ثقفیان، بهرام (۱۳۸۴) بررسی روند بارندگی سالانه در مناطق خشک و نیمه خشک مرکزی و شرقی ایران، آب و فاضلاب، شماره ۵۴، ۷۳-۸۱.
۳. زارع ایبانه، حمید، بیات ورکشی، مریم، سبزی پرور، علی اکبر، معروفی، صفر، قاسمی، عادل (۱۳۸۹) ارزیابی روش های مختلف برآورد تبخیر تعرق گیاه مرجع و پهنه بندی آن در ایران، پژوهشهای جغرافیای طبیعی، شماره ۷۴، ۹۵-۱۱۰.
۴. زاهدی، مجید، ساری صراف، بهروز، جامعی، جاوید (۱۳۸۶) تحلیل تغییرات زمانی - مکانی دمای منطقه شمال غرب ایران، جغرافیا و توسعه، شماره ۱۰، ۱۸۳-۱۹۸.
۵. سبزی پرور، علی اکبر، میرمسعودی، سیده شقایق، ناظم السادات، محمدجعفر (۱۳۹۰) بررسی تغییرات دراز مدت تبخیر و تعرق گیاه مرجع در چند نمونه اقلیمی گرم کشور، پژوهشهای جغرافیای طبیعی، شماره ۷۵، ۶۳-۷۷.
۶. سبزی پرور، علی اکبر، سلیمانی، سامره، میرمسعودی، سیده شقایق (۱۳۸۹) ارزیابی حساسیت مدل های برآورد تبخیر و تعرق فائو ۵۶ و هارگریوز با پرامترهای بیشینه و کمینه ی دمای هوا در نواحی مرطوب شمال کشور، پژوهشهای حفاظت آب و خاک، جلد هفدهم، شماره ۳، ۱-۲۴.
۷. شرقی، طاهره، بری ابرقویی، حسین، اسدی، محمدامین، کوثری، محمدرضا (۱۳۸۹) برآورد تبخیر و تعرق گیاه مرجع با استفاده از روش فائو- پنمن- مانیتیت و پهنه بندی آن در استان یزد، خشک بوم، شماره ۱، ۲۵-۳۳.
۸. طالبی، علی، پورمحمدی، سمانه، رحیمیان، محمدحسن (۱۳۸۹) بررسی عوامل مؤثر در تبخیر و تعرق مرجع، با استفاده از آنالیز حساسیت معادله فائو - پنمن - مانیتیت

مطالعه موردی: ایستگاه های یزد، طبس و مروست، پژوهشهای جغرافیای طبیعی، شماره ۷۳، ۹۷-۱۱۰.

۹. عزیزی، قاسم، حنفی، علی و سلطانی، محسن (۱۳۸۸) برآورد تبخیر و تعرق پتانسیل از طریق رگرسیون چندمتغیره در استان اصفهان، فصلنامه جغرافیا(دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران مرکزی)، شماره ۱۱، ۷۷-۹۲.

۱۰. کاویانی، محمدرضا، علیجانی، بهلول (۱۳۸۰) مبانی آب و هواشناسی، چاپ هشتم، تهران: انتشارات سمت.

۱۱. گل کار حمزبی یزد، حمید رضا، کاوه، فریدون، قهرمان، بیژن، صدقی، حسین (۱۳۸۶) بررسی روند تغییرات سری زمانی تبخیر - تعرق ماهیانه گیاه مرجع با استفاده از روش پیشنهادی فائو-پنمن-مانتیث، علوم کشاورزی، شماره ۱۳(ویژه نامه)، ۴۱۷-۴۳۳.

۱۲. ترابی آزاد، مسعود، سیه سرایی، امیر و افتخاری، رحیم (۱۳۸۹) آموزش جامع تحلیل گر زمین آماری نرم افزار ARCGIS، تهران: انتشارات سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح.

Allen, R.G., L.S. Periera, D. Raes and M. Smith, (1998) *Crop Evapotranspiration: Guideline for Computing Crop Water Requirement*. FAO Irrigation and drainage, Paper No. 56, FAO, Rome. Italy, 300 p.

Burn, D.H. and N.M. Hesch, (2007) *Trends in evaporation for the Canadian Prairies*. Journal of Hydrology, 336, 61-73.

Douville, H., F. Chauvin, S. Planton, J.F Royer, D. Salas-Melia and S. Tyteca, (2002) *Sensitivity of the hydrological cycle to increasing amounts of greenhouse gases and aerosols*. Climate Dynamics, 20, 45-68.

Gong, L., C.Y. Xu, D. Chen, S. Halldin and Y.D. Chen, (2006) *Sensitivity of the Penman-Monteith reference evapotranspiration to key climatic variables in the Changjiang (Yangtze River) basin*. Journal of Hydrology, 329, 620-629.

Gundekar, H.G., U.M. Khodke and S. Sarkar, (2008) *Evaluation of pan coefficient for reference crop evapotranspiration for semi-arid region*. Irrigation Science, 26, 169-175

Hupet, F. and M. Vanclooster, (2001) *Effect of the sampling frequency of meteorological variables on the estimation of the reference evapotranspiration*. Journal of Hydrology, 243, 192-204

IPCC, (2001) *Climate Change 2001: Impacts, adaptation, and vulnerability*. IPCC, UNEP WMO, Arendal, Norway.

Lu, G.Y., and Wong, D.W. (2008) *An adaptive inverse-distance weighting spatial interpolation technique*. Computers and Geosciences, 34(9): 1044-1055.

Qiu, G.Y., K. Miyamoto, S. Sase, Y. Gao, P. Shi and T. Yano, (2002) *Comparison of the Three Temperature model and conventional models for estimating transpiration*. Japanese Agricultural Research Quarterly, 36(2), 73-82.

Turgay, P. and K. Ercan, (2006) *Trend analysis in Turkish precipitation data*. Journal of Hydrology *Hydrological Processes*, 20(9): 2011-2026.

Yang, H. and D. Yang, (2012) *Climatic factors influencing changing pan evaporation across China from 1961 to 2001*. Journal of Hydrology, Vol. 414-415, 184-193.

