

برآورد تابش خورشیدی در ایران با استفاده از یک مدل بهینه

سام معینی^{*}، شهرام جوادی^۱، محسن کوکبی^۲، محسن دهقان منشادی^۳

چکیده:

ساعات آفتابی تنها داده بلند مدتی است که اطلاعات مربوط به آن اندازه‌گیری شده، موجود و قابل اعتماد می‌باشد. در نتیجه می‌توان برای تخمین صحیح و دقیق میزان تابش انرژی خورشیدی روی زمین از آن استفاده نمود. در این مقاله ساعات آفتابی برای تخمین میانگین ماهانه میزان تابش خورشید بر سطح افقی استفاده شده است، که می‌توان میزان تابش خورشید را برای مناطق مختلف اقلیمی ایران پیش‌بینی نمود. لازم به ذکر است که در مقاله حاضر بر اساس طبقه بندی اقلیمی کوپن و با در نظر گرفتن ساعات آفتابی، ایران به پنج منطقه اقلیمی تقسیم بندی شده است. یکی از بهترین مدل‌های پیشنهاد شده برای برآورد میزان تابش خورشید روی سطح افقی مدل آنگستروم می‌باشد. ضرایب تجربی مدل آنگستروم به پارامترهای اقلیمی، شرایط جغرافیایی، و نوع پوشش گیاهی منطقه وابستگی دارند، با این رابطه می‌توان میزان تابش کل را برای نقاط مختلف ایران برآورد نمود. با استفاده از داده‌های تابشی ثبت شده توسط ایستگاه‌های پیرانومتری و میزان ساعات آفتابی که از سازمان هواشناسی دریافت شده است، همچنین محاسبه طول روز و تابش فراجو با کمک نرم افزار آماری SPSS رابطه رگرسیونی تابش کل بر حسب ساعت آفتابی برای مناطق اقلیمی ایران برآش شد.

تاریخ دریافت مقاله:

۸۹/۲/۱۴

تاریخ پذیرش مقاله:

۸۹/۴/۲۸

کلمات کلیدی:

انرژی‌های تجدیدپذیر، تابش خورشیدی، مدل بهینه، ضرایب آنگستروم

- (۱) کارشناس ارشد مهندسی برق - الکترونیک، دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران مرکزی
- (۲) عضو هیات علمی دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران مرکزی - استادیار گروه برق
- (۳) عضو هیات علمی دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران مرکزی - استادیار گروه ریاضی و آمار

* نویسنده مسئول، Sam.moini@gmail.com

مقدمه

انرژی خورشیدی به فاکتورهای هواشناسی، جغرافیایی، اقلیمی و فراجوی بستگی دارد. بهترین راه اندازه‌گیری انرژی خورشیدی نصب پیرامونترها در ایستگاهها و خواندن اطلاعات خبط شده توسط آنها می‌باشد. در نبود دستگاههای اندازه‌گیری، اطلاعات صحیح و دقیقی از میزان انرژی خورشیدی در دسترس نمی‌باشد، از طرفی میزان متوسط خطأ در دستگاههای اندازه‌گیری گاه به ۳۰ درصد می‌رسد، که مهمترین علت آن عدم کالیبراسیون دستگاهها و وجود گرد و غبار در آنها می‌باشد، پس می‌توان گفت مدل‌های تجربی که بر پایه برآورد انرژی خورشیدی طراحی شده‌اند، در نبود دستگاههای اندازه‌گیری می‌توانند مفید واقع شوند. برای بیان و تایید مدل‌های تجربی و یا ارتباط داده‌های طولانی مدت و ساختار فضایی مدل‌ها، اطلاعاتی در سطح وسیع مورد نیاز می‌باشد. در مطالعات کاربردی نمی‌توان تمام فاکتورهای موثر را با هم در نظر گرفت، در نتیجه برای پیش‌بینی تخمین میزان انرژی خورشیدی فقط از تعدادی از پارامترهای اقلیمی استفاده می‌شود. اولین فاکتوری که در بیشتر فرمولهای تجربی مورد توجه قرار می‌گیرد ساعات آفتابی است که برای برآورد میزان انرژی خورشید استفاده می‌شود. ساعات آفتابی تنها پدیده طولانی مدت است که اطلاعات اندازه‌گیری شده آن حاضر، دقیق، قابل اعتماد و قابل استفاده برای دستیابی به میزان دقیق تابش خورشیدی و تخمین آن به سطح زمین می‌باشد. ایران دارای مناطق مختلف و متنوع اقلیمی می‌باشد و در منطقه‌ای از جهان قرار دارد که از نظر ساعات آفتابی پتانسیل بالای دارد. بسیاری از محققین در بیان مدل‌های تجربی ساعات آفتابی، رطوبت نسبی، عرض جغرافیایی و دما را برای برآورد انرژی خورشیدی مورد بررسی قرار می‌دهند. صباح(sabbagh) [۱۹] انرژی خورشیدی را با استفاده از ساعات آفتابی، دمای ماکزیمم هوا، و رطوبت نسبی برای مناطق مختلف مصر، لبنان و کویت تخمین زد. پالتربیج و پروکتور(Paltridge & Practor) [۱۷] با به کار بردن ضریب ابر و زاویه سمت الراس خورشیدی در مدل تجربی‌شان توانستند میزان تابش روزانه مستقیم و پراکنده را بر سطح افقی زمین تعیین کنند. دانشیار [۹] با استفاده از مدل پالتربیج میزان تابش خورشیدی را برای تهران و نقاط مختلف ایران تخمین زد. صمیمی [۲۱] بیشترین واپستگی تابش را به ارتفاع می‌داند و از مدل ارائه شده توسط ماینل و مایل (Minel and Minel) [۱۶] استفاده کرد و ضرایب آنرا برای شهرهای ایران بدست آورد. یعقوبی و سبزه واری [۲۴] با استفاده از ساعات آفتابی ضریب گذردهی جو را برای شیراز محاسبه کردند. جعفرپور و یعقوبی [۱۳] از چهار مدل مختلف برای تخمین میزان تابش ماهانه و سالانه در شیراز استفاده نمودند. سبزی پرور [۲۰] از ساعات آفتابی، ضریب ابر، رطوبت نسبی و میانگین روزانه انرژی خورشیدی دما استفاده نمود و با قرار دادن پارامترها در مدل‌های تجربی مختلف توانست میزان میانگین روزانه انرژی خورشیدی را برای شهرهای مختلف ایران محاسبه نماید. اشجهای [۵] با استفاده از دو مدل دانشیار و برد هولستروم(Bird & Hulstrom) [۷] توانست میزان انرژی خورشیدی را برای چند منطقه خاص ایران پیش‌بینی نماید. مطالعات دیگری در نقاط مختلف جهان صورت گرفته است که میزان انرژی خورشیدی را بر سطح افقی با استفاده از ساعات آفتابی تخمین زده‌اند که از آن جمله می‌توان از سدرمیر، گلووسور(Tasdemiroglu E and Sever R) [۲۳] که با استفاده از ساعات آفتابی میزان تابش کل را در ترکیه محاسبه نموده‌اند نام برد. همچنین می‌توان از روابط ارائه شده توسط محمد (Al-Mohammad) [۳]

الموروكس (Almorox) [۴]، ژو (zhou) [۲۵] و سورک (Suehrcke) [۲۶] که با استفاده از مدل آنگستروم میزان تابش کل را بر سطح افقی زمین بررسی نمودند نام برد.

اهداف این مقاله عبارتند از

۱- ارائه یک رابطه برای برآورد انرژی خورشیدی در ایران با استفاده از ساعات آفتابی

۲- محاسبه ضرایب آنگستروم برای مناطق مختلف اقلیمی ایران با در نظر گرفتن اقلیم هر منطقه

مطالعات انجام شده

أخذ داده های هواشناسی

داده ها جهت مدل سازی تابش خورشیدی از سازمان هواشناسی دریافت شدند (IRIMO) [۱۲]. داده های تابشی ابتدا توسط نرم افزار آماری Spss کنترل کیفیت شدند و آنهایی که خارج از محدوده (standard deviation) بودند، حذف شدند. به عنوان مثال مقادیری از تابش کل که از تابش فرا جو بیشتر بود در نظر گرفته نشد. ساعات آفتابی و تابش کل انرژی خورشیدی به ترتیب توسط دستگاههای آفتاب نگار مدل کمبال- استوکس (Combal-Stokes) و پیرانومترهای مدل CM1 و CM5 مستقر در ایستگاههای هواشناسی اندازه گیری می شوند.

برآورد تابش کل خورشید روی سطح زمین

اولین مدلی که بر اساس پارامتر ساعات آفتابی، میزان تابش را بر روی سطح افقی برآورد کرد، رابطه تجربی آنگستروم [۲، پریسکات] [۱۸] بود.

$$\frac{\bar{H}}{\bar{H}_0} = a + b \left(\frac{\bar{n}}{\bar{N}} \right) \quad (1)$$

در رابطه بالا \bar{H} بیانگر میانگین تابش کل روزانه در هر ماه می باشد. \bar{H}_0 بیانگر تابش اندازه گیری شده در خارج از جو می باشد و برای محاسبه آن می توانیم از رابطه زیر استفاده کنیم (Duffie & Beckman) [۱۰].

$$\bar{H}_0 = \frac{24 \times 3600 G_{sc}}{\pi} \left(1 + 0.033 \cos \frac{360 n}{365} \right) \times \left[\cos \phi \cos \delta \sin \omega_s + \frac{\pi \omega_s}{180} \sin \phi \sin \delta \right] \quad (2)$$

G_{sc} ثابت تشعشعی خارج از جو است و مقدار آن در این مقاله ۱۳۷۳ وات بر متر مربع در نظر گرفته شده است. ϕ عرض جغرافیایی محل مورد نظر، δ زاویه میل خورشیدی نسبت به استوا بر حسب درجه (۴۵، ۴۵) می باشد، که مقدار آن را می توان از معادله تقریبی کوپر (cooper) [۸] محاسبه نمود. ω_s زاویه ساعت خورشیدی بر حسب درجه می باشد و مقدار آن از رابطه (۴)

محاسبه می شود.

$$\delta = 23.45 \sin(360 \frac{284 + n}{365}) \quad (3)$$

$$\omega_s = \cos^{-1}(-\tan\phi \tan\delta) \quad (4)$$

\bar{n} بیانگر میانگین ماهیانه ساعت‌آفتابی روزانه و \bar{N} میانگین ماهیانه ماکزیمم ساعت‌آفتابی (طول روز) می‌باشد و مقدار آن از رابطه زیر محاسبه می‌شود.

$$\bar{N} = \frac{2}{15} \omega_s \quad (5)$$

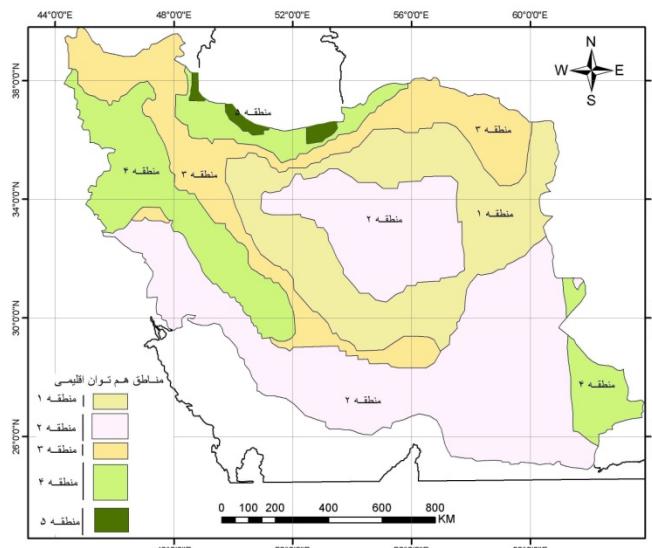
بسیاری از محققین از جمله اکینوگلو و اکویت (Akinoglu and Ecevit) [۱]، گوپیناتھان (Gopinhathan) [۱۱]، ریتلول (Rietvel) [۱۵] و عبدالله بغدادی (Abdalla and Baghdady) [۶] وابستگی ضرایب تجربی آنگستروم را بر پایه پارامترهای جغرافیایی و اقلیمی همانند عرض جغرافیایی، ارتفاع، ساعت‌آفتابی، دما و بارندگی می‌دانند. ضرایب تجربی آنگستروم برای ۲۱ ایستگاه تابشی ایران مطابق جدول (۱) محاسبه شدند.

جدول ۱: ضرایب آنگستروم محاسبه شده برای ۲۱ ایستگاه تابشی ایران

| ردیف | شهر | a | b |
|------|-----------|-------|-------|
| ۱ | بندر عباس | ۰/۳۰۶ | ۰/۳۴ |
| ۲ | جاسک | ۰/۲۰۲ | ۰/۴۰۴ |
| ۳ | بوشهر | ۰/۳۳۱ | ۰/۳۵۹ |
| ۴ | بیرونی | ۰/۲۵۱ | ۰/۳۷۳ |
| ۵ | بندرعباس | ۰/۳۴۲ | ۰/۳۴۸ |
| ۶ | رامسر | ۰/۲۰۴ | ۰/۴۰۴ |
| ۷ | زنجان | ۰/۳۷۲ | ۰/۳۵۲ |
| ۸ | همدان | ۰/۲۷ | ۰/۳۴۱ |
| ۹ | ارومیه | ۰/۳۰۵ | ۰/۴۰۲ |
| ۱۰ | تبریز | ۰/۳۰۱ | ۰/۳۷۵ |
| ۱۱ | تهران | ۰/۳۴۳ | ۰/۳۴۶ |
| ۱۲ | مشهد | ۰/۳۳۲ | ۰/۳۳۵ |
| ۱۳ | بیزد | ۰/۳۹۸ | ۰/۳۴۵ |
| ۱۴ | طبس | ۰/۳۵ | ۰/۳۷۲ |
| ۱۵ | کرمان | ۰/۴۲۱ | ۰/۳۲۲ |
| ۱۶ | شیراز | ۰/۴۰۵ | ۰/۳۱۷ |
| ۱۷ | کرمانشاه | ۰/۳۹۶ | ۰/۳۳۱ |
| ۱۸ | کرج | ۰/۲۵۶ | ۰/۳۳۸ |
| ۱۹ | اصفهان | ۰/۳۵ | ۰/۳۶۱ |
| ۲۰ | خورمیانک | ۰/۴۰۴ | ۰/۳۲۱ |
| ۲۱ | زاهدان | ۰/۴۳۳ | ۰/۲۸ |

طبقه بندی اقلیمی

آب و هواشناسی یا اقلیم‌شناسی معادل با Climatology است که از واژه یونانی Klima به معنی شب یا میل گرفته شده است. این واژه یونانی به تغییرات زاویه تابش خورشید اشاره دارد. آب و هوای غالب در یک منطقه، اقلیم آن منطقه نامیده می‌شود [۱۴]. از آنجاییکه ضرایب تجربی معادله آنگستروم به شرایط آب و هوایی منطقه وابستگی دارند تصمیم به ارائه طبقه بندی اقلیمی شد. در اینجا براساس طبقه بندی اقلیمی کوین که معیار تقسیم بندی آب و هوایی در آن دما و بارندگی می‌باشد مناطق هم پتانسیل از نظر اقلیمی شناسایی شدند و در یک گروه قرار گرفتند (حدود ۱۴۰ ایستگاه سینوپتیک). سرانجام با توجه به تشابه آب و هوایی و ساعات آفتابی، ۵ منطقه اقلیمی برای ایران تعیین شد.



شکل ۱: مناطق هم پتانسیل اقلیمی

نتیجه گیری

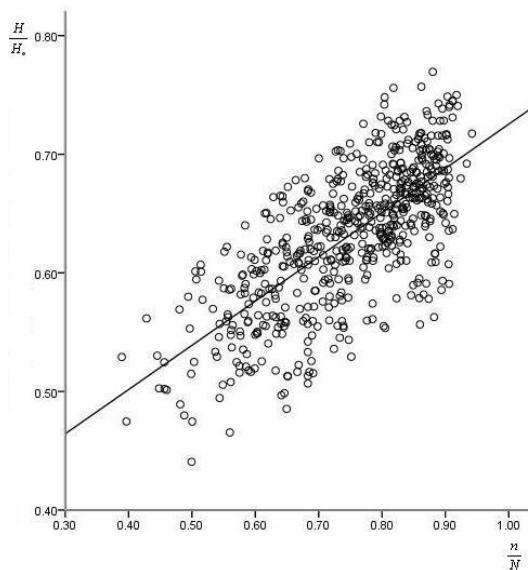
با اخذ اطلاعات ایستگاههای تابشی و ساعات آفتابی روزانه برای سالهای مختلف که بوسیله دستگاههای اندازه‌گیری مستقر در سازمان هواشناسی جمع آوری می‌شود و محاسبه تابش فراجو و طول روز طبق روابط (۲) و (۵)، با کمک نرم افزار آماری SPSS رابطه رگرسیونی تابش بر حسب ساعات آفتابی برای این ۵ ناحیه اقلیمی برآشش شد (جدول ۲). نمودار ضریب گزندگی جو بر حسب کسر ساعات آفتابی برای این ۵ منطقه مطابق اشکال زیر است (شکل ۲ الی ۶).

با در نظر گرفتن ساعات آفتابی که فاکتور مهمی برای برآورد تابش کل خورشیدی می‌باشد و قبول این مطلب که ایران کشوری است که در آن ساعات آفتابی قابل ملاحظه می‌باشد، لذا مدل تجربی آنگستروم به خوبی می‌تواند میزان تابش کل را برآورد نماید. با توجه به نتایج بدست آمده ضرایب آنگستروم در محدوده نرمال و نزدیک به هم می‌باشند (حدود ۰,۳) و فاصله گرفتن این ضرایب از

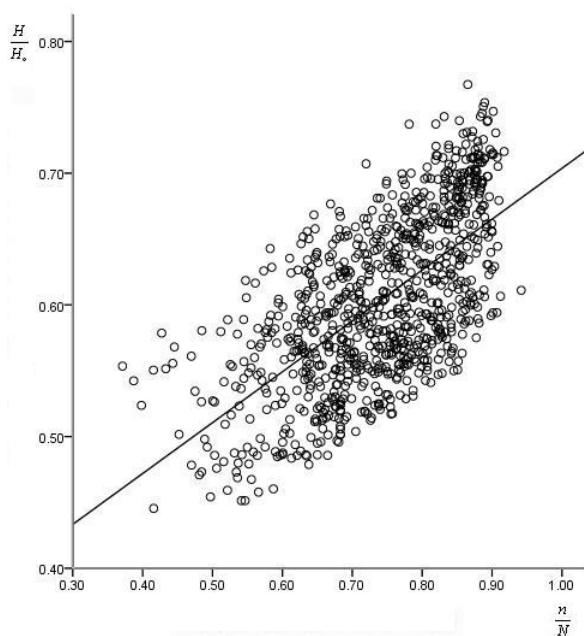
یکدیگر نشان دهنده آب و هوای خاص در آن منطقه می‌باشد. همانطور که مشاهده می‌شود، برای اقلیم ۵ که برای نواحی شمالی ایران می‌باشد فاصله ضرایب آن نسب به مناطق دیگر بیشتر است.

جدول ۲: معادلات آنگستروم برای مناطق اقلیمی ایران

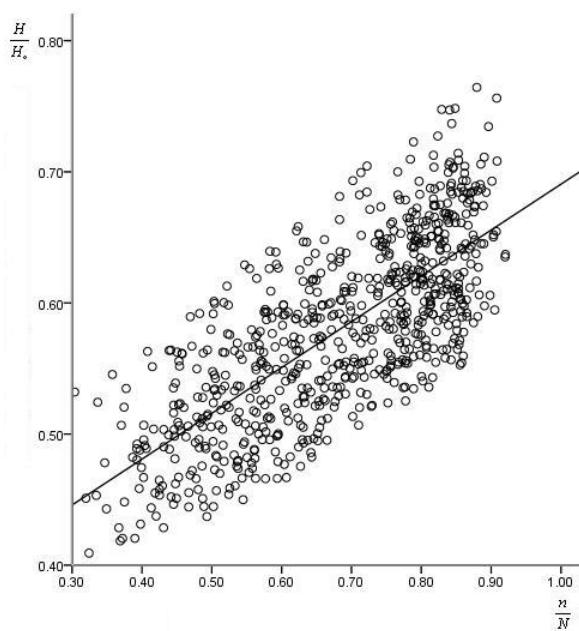
| climate | Relationship |
|---------|--|
| 1 | $\frac{H}{H_{\circ}} = 0.352 + 0.373(\frac{n}{N})$ |
| 2 | $\frac{H}{H_{\circ}} = 0.317 + 0.386(\frac{n}{N})$ |
| 3 | $\frac{H}{H_{\circ}} = 0.343 + 0.347(\frac{n}{N})$ |
| 4 | $\frac{H}{H_{\circ}} = 0.360 + 0.359(\frac{n}{N})$ |
| 5 | $\frac{H}{H_{\circ}} = 0.404 + 0.204(\frac{n}{N})$ |



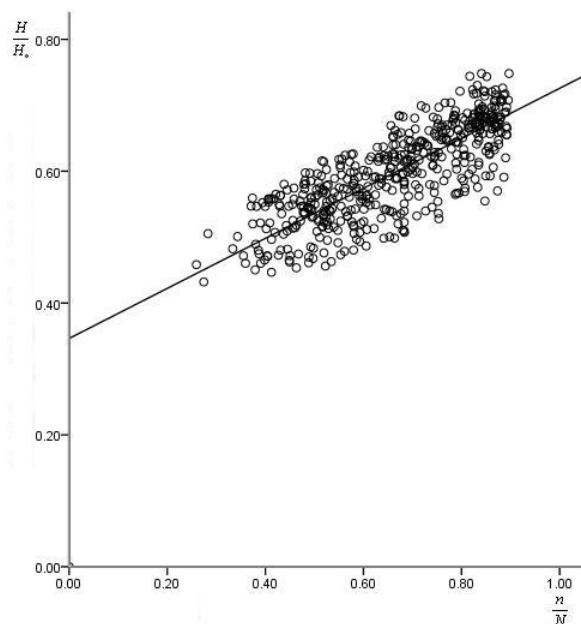
شکل ۲: فرم خطی معادله آنگستروم برای ناحیه اقلیمی ۱



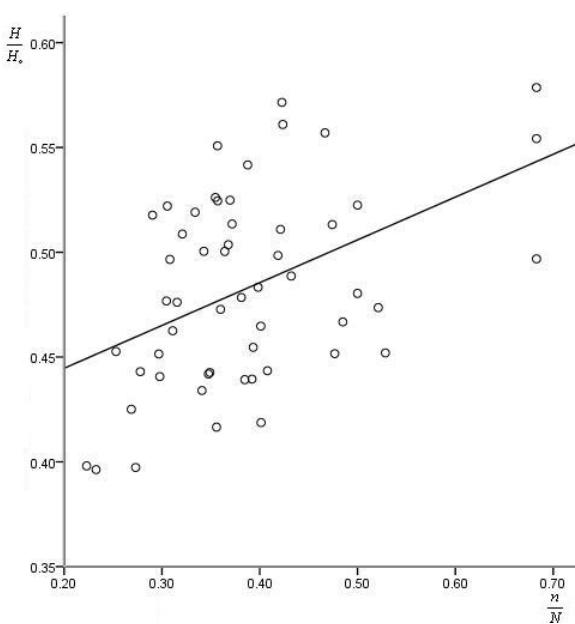
شکل ۳: فرم خطی معادله آنگستروم برای ناحیه اقلیمی ۲



شکل ۴: فرم خطی معادله آنگستروم برای ناحیه اقلیمی ۳



شکل ۵: فرم خطی معادله آنگستروم برای ناحیه اقلیمی ۳



شکل ۶: فرم خطی معادله آنگستروم برای ناحیه اقلیمی ۵

منابع

- [1] Akinoglu, B.G. and Ecevit A.,1990 "Construction of a quadratic model using modified Angstrom coefficients to estimate global solar radiation", 45, 85.
- [2] A. Angstrom., 1924 " Solar and terrestrial radiation." Q.J.R. Meteorol. Soc. 50, 121.
- [3] Al-Mohammad ,A'Global., 2004 " direct and diffuse solar-radiation in Syria." Appl Energy;79:191–200.
- [4] Almorox ,J and Benito, M and Hontoria, C., 2005 " Estimation of monthly Angstrom–Prescott equation coefficients from measured daily data
- [5] Ashjaee, M and Roomina, MR and Ghafouri,A.,1993 " Estimating direct, diffuse and global solar radiation for various cities in Iran by two methods and their comparison with the measured data." Sol Energy ;50:441–6.
- [6] Badescu,V " Modeling Solar Radiation at the Earth's Surface "
- [7] Bird,R.E.,and Hulstrom ,R.E., 1981 , " A Simplified Clear Sky Model For Direct and Diffuse Insolation on Horizontal Surface, U. S. Solar Energy Research Institute(SERI)
- [8] Cooper ,Pl., 1969 " The absorption of solar radiation in solar stills. Sol Energy";12(B):333–46.
- [9] Daneshyar, M.,1978 " Solar radiation statistics for Iran." Sol Energy 1978;21:345–9.
- [10]Duffie, J.A. and Beckman, W.A.,1992 "Solar Energy Engineering", John Wiley, U.S.A.
- [11]GOPINATHAN .K. K,(1988)," A simple method for predicting global solar radiation on a horizontal surface", Sohw & Wind Teclmolo9) Vol 3. No. 5, pp. 581 583. 1988
- [12]Islamic Republic of Iran Meteorological Office (IRIMO). Annual year book reports, Data Center, Tehran, Iran, 1982–2005
- [13]Jafarpur, K and Yaghoubi MA., 1989 " Solar radiation for Shiraz, Iran." Sol Wind Technol;6(2):177–9.
- [14]Kavyani,M,Alijani,B "The Foundations of climat"
- [15]M. R. Rietveld, Agric.Meteoro., 19, 1978, 243.
- [16]Meinel, A.B., and Meinel, M.P., 1977 "Applied Solar Energy, An Introduction", Addison-Wesley Publishing Company, Tuscon, Arizona."
- [17]Paltridge, GW and Proctor, D .,1976," Monthly mean solar radiation statistics for Australia". Sol Energy ;18:235–43.
- [18]Prescott ,JA., 1940 " Evaporation from a water surface in relation to solar radiation." Trans. Roy. Soc. S. A. 64: 114–118.

- [20] Sabbagh ,J and Sayigh, AAM Al-Salam EMA.,1977," Estimation of the total solar radiation from meteorological data." Sol Energy ,19:307–11.
- [21] Sabziparvar,A and Shetaee,H., 2007"Estimation of global solar radiation in arid and semi-arid climates of East and West Iran", Energy, Vol. 32, , pp 649–655
- [22]in Toledo", Spain. Renewable Energy;30:931–6.
- [23] Samimi J., 1994" Estimation of height-dependent solar irradiation and application to the solar climate of Iran." Sol Energy;52:5401–9.
- [24] Suehrcke H., 2000" On the relationship between duration of sunshine and solar radiation on the Earth's surface: Angström's equation revisited. Solar Energy" 68: 417–425.
- [25] Tasdemiroglu, E and Sever, R 1989 " Estimation of total solar radiation from bright sunshine hours
- [26]in Turkey". Energy 14: 827–830.
- [27] Yaghoubi, M. A. and Sabzevari, A. "Further data on solar radiation in Shiraz, Iran," Renewable Energy, vol. 7, no. 4, pp.
- [28] Zhou J, Yezheng W, Gangm Y., 2005 "General formula for estimation of monthly average daily global solar radiation in China". Energy Conversion Manage;46:257–68.