## RADIACION NOCTURNA: PRIMERAS MEDICIONES

Erico Frigerio y Luis Saravia\*

INENCO#, Universidad Nacional de Salta Buenos Aires 177 - 4400 Salta.

# RESUMEN.

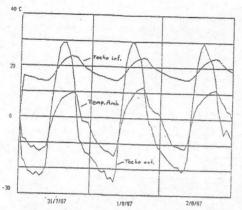
Con motivo del comienzo del estudio del fenómeno conocido como Radiamón Nocturna y su dependencia con los diferentes parámetros, en espe
mal la altura, se describió en la Reunión de Trabajo anterior de ASA
mes el código computacional conocido como LOWTRAN-5 a ser utilizado
mo base del tratamiento de datos meteorológicos para evaluar el remeso. Este código se encuentra actualmente en funcionamiento, pudién
mose a partir de sus resultados obtener la emisividad atmosférica glo
mal y otros datos de interés, así como gráficos de diversa índole comel de la intensidad de radiación emitida por la atmósfera en funmón de la longitud de onda, quedando como parámetro el ángulo cenimal.

estrotro lado y como continuación de este estudio, se ha comenzado un programa de mediciones. A estos efectos se ha adquirido un pirgeómero marca Eppley, con cúpula de silicio, el cual se encuentra instala actualmente en el predio universitario de la UNSa.

este trabajo se dan las características del instrumento usado y el resultado de las primeras mediciones realizadas en la localidad de Sal Se comparan, además, éstas con los cálculos realizados mediante código computacional mencionado usando los perfiles de globo-sondeo sechos por la estación meteorológica local.

### TRODUCCION.

- El intercambio de radiación infrarroja entre superficies a nivel del spelo y el cielo se trata usualmente de manera muy superficial debido la dificultad de encontrar buenos datos de emisividad aparente de mielo.
- El hecho que se pueda diseñar aparatos enfriadores pasivos usando. la temperatura radiante efectiva de cielo, hace que sea importante disporer de medidas seguras de radiación infrarroja proveniente de la atmisfera.
- importancia del efecto de radiación nocturna en la zona de La Puna, meda reflejada en las mediciones que se hicieron en una vivienda de localidad de Abra Pampa y representadas en la figura 1. Se puede iservar que, de noche, la temperatura del lado externo del techo pue llegar a -25°C aproximadamente, mientras que del lado interno es de lledor de 15°C, dando un salto térmico de -40°C.
- Investigador del CONICET
- Instituto UNSa. CONICET



Este tipo de comprobaciones son la que justifican un estudio de la radiación nocturna y su denen dencia con diferentes parámetros en especial la altura.

En la reunión anterior de ASADI se describió un modelo computação nal, LOWTRAN-5 (1,2), el cual se rá utilizado como base del trata miento de datos meteorológicos par ra evaluar el recurso.

Por otro lado, se comenzó un programa de mediciones, habiéndose adquirido recientemente para elle un pirgeómetro que mide en la región de 4 µm a 50 µm.

Fig.1: temperaturas Vivienda Abra-

En este trabajo se presenta al imtrumental utilizado y el resulta

gradas. Se comparan éstas con los cálculos realizados mediante el um del modelo computacional utilizando los datos de radio-sondeo, cedido por la estación local del Servicio Meteorológico Nacional, y con la correlación desarrollada por Martin y Berdahl (3).

# INSTRUMENTAL.

Para comenzar un programa de mediciones de radiación nocturna, analizar su dependencia con los parámetros meteorológicos y comparar distintas correlaciones y cálculos, se ha instalado en el predio univer sitario de la Universidad Nacional de Salta un equipamiento consisten te en un pirgeómetro, un higrómetro y un sistema automático de adqui

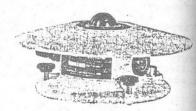
El higrómetro tiene un sensor de humedad relativa de tipo resistivo, un termistor que registra la temperatura ambiente y la electrónica co

El pirgeómetro es el modelo PIR de Eppley. En la figura 2 se puede a

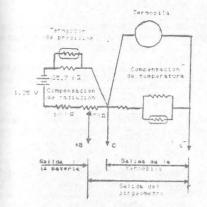
El domo es de silicio y tiene depositada sobre su superficie interior una película que actúa como filtro interferométrico. Con ello la trans misión, debido al efecto compuesto del domo y el filtro, presenta una transición abrupta entre 4 µm y 5 µm desde opacidad total a transparencia máxima. La transmitáncia tiene un máximo de 0,50 y decrece lue go con las longitudes de onda cre

cientes hasta 0,30-0,40 cerca de los 50 µm. No presenta una transmisión significativa de la luz so lar, por lo que se puede realizar mediciones diurnas de radiación infrarroja.

El aparato posee además un circui to compensador de los efectos del calentamiento de la masa y la cúpula, (Figura 3), por lo que la señal que se registra es el flujo Fig. 2: Radiómetro de infrarrojo de



precisión EPPLEY (pirgeómetro)



MEDIDAS REALIZADAS.

del programa.

La puesta a punto del equipamien to es reciente por lo que se dis ponen de pocos días de medición.

El sistema de adquisición de da-

tos es de la serie 570 de Keith-

lev. Este aparato se conecta a u

na computadora de tipo personal.

la cual controla al mismo median

La velocidad de muestreo de un

das las devuelve como variable BASIC. la cual puede ser luego

por segundo y las medidas obteni

manipulada como se desee dentro

solo canal es de 31.4 medidas

te programas de software.

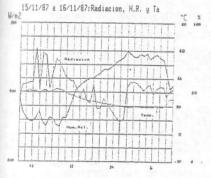
Fig. 3: Esquema del circuito del Pirgeómetro.

El programa actual de medición, registra las medidas de radia ---

ción, temperatura ambiente y humedad relativa cada media hora. La medida consiste en un promedio de treinta lecturas para cada variable.

Las medidas realizadas hasta el presente muestran que, con un cielo claro, la radiación es del orden de 320 a 350 W/m\*\*2 dependiendo de la humedad, mientras que para cielos perfectamente cubiertos con nubes bajas de radiación sube notablemente hasta valores cercanos a 500 W/ m##2

Un las figuras 4 y 5 se muestran los registros de dos días consecuti-Vos.





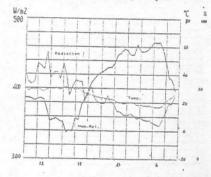


Fig. 4: Medidas en la UNSa.

Fig. 5: Medidas en la LAKSa.

El día 15, entre las 10 y las 12 horas aproximadamente, se observan variaciones de radiación debido a la nubosidad reinante. Entre las 22 horas y la 1 del día siguiente se despejó y la radiación es mucho menor. El mismo efecto puede notarse en la segunda de estas figuras, si bien fue un día menos nuboso que el anterior.

# PRIMERAS COMPARACIONES.

Mediante los datos proporcionados por la estación Salta del Servicio Meteorológico Nacional (tabla 1, figura 6), se hizo cálculos usando el código computacional LOWTRAN-5.

17/11/87-8 Hs.:perfiles atmosfericos

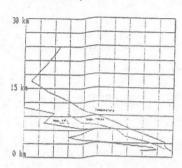


Fig. 6: Perfil meteorologico registrado por radio-sondeo.

TRELA IN PERFILES GRILMIDOS POR RADIO-SONDEO

		HORA, 8.30	D1A 18	NES 12	01/A 1937		
	ALTUNI	PRES	13N	TEMPO	DITUEA	KALREL.	TEMP ROCK
i	1220.00	.87	3.00		20.70	77.0	15.60
2	1452.00	85	0.00		21.10	75. 0	15.60
3	1976,00	86	0.00		10.00	73.0	13.70
4	3122,00	70	0 00		13, 90	44.0	3.70
5	4458.00	60	0.00		6.00	48.0	-1.40
6	58.0.00	50	0.00		4.50	13.0	-28,70
1	7579.07	40	09-09	-	19.10	5.0	-47,00
5	9500.00	30	0.00	-	33.90	3.0	-60.70
0	(07.0.00	25	0.00		44.20		
10	12206.10	20	0.00	-	53.30	.0	
Li.	1447: 00	15	0,60	-	61.89	.0	
12	156/1.10	50	0.00	-	72.30	.0	
13	185.55.50	7	0.00		57.89	. 0	
14	20730.00	5	0.00	-	4.60	.0	
15	22008.00	4	0.00		3,00	.0	
5	23885.00 -	3	0.00	-5	9,40	.0	
7	25472.00	2	5.00		19.90	. 2	
8	25339 00	11	5.00	-5	3.50	.0	

La figura 7 muestra el resultado espectral para dos ángulos cenitales y superpuestas las radiaciones de cuerpo negro correspondientes a la temperatura ambiente y la de cielo calculada.

17/11/87-8 HS.: RADIANCIAS (W/m2/Ster/um)

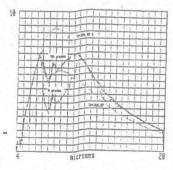


Fig. 7: Calcule con LOMTRAN-5.

El cálculo arrojó por resultado una radiación infrarroja proveniente de cielo de 300 W/m\*\*2, muy inferior a los 378 W/m\*\*2 medidos en ese momento.

Una causa posible de esta discrepancia es la de que el modelo sólo calcu la hasta los 28 µm. Una estimación ma nual dá para el cálculo de radiación entre los 28 y los 50 µm un valor aproximado al 10% del cálculo anterior. Para realizar esta estimación se supu so radiación de cuerpo negro a la tem peratura ambiente ya que se carece de datos de absorción espectral en esa región. De todos modos el resultado sigue siendo muy bajo con respecto a las medidas.

Por otro lado, se usó las correlaciones de Berdahl y Fromberg (4) y las de Martin y Berdahl (3).

Los primeros introdujeron en el año 1982 una correlación de emisividad para cielos claros con la temperatura de rocío, basados en medidas realizadas en tres localidades de EE.UU. Esta es de una forma muy simple:

con tr en grados centígrados. El problema de esta correlación es de que no tiene en cuenta el efecto de las nubes ni de la altura sobre el nivel del mar del lugar.

Posteriormente, Martin y Berdahl, en un estudio más cuidadoso, introdujeron una nueva correlación para cielos claros de la forma

$$\mathcal{E}_{0} = 0.711 + 0.56(tr/100) + 0.73(tr/100)**2$$

y dan un método para evaluar el aumento de emisividad para días nubla dos. La emisividad se calcula en este caso de la siguiente manera:

donde n es la fracción de nubes, é es la emisividad de las nubes y r un factor que depende de la temperatura en la base de la nube . Para eva luar este último, usaron el LOWTRAN-5 con los modelos que éste posee y obtuvieron así la forma de este factor.

Por otro lado, han incluído en forma aproximada la dependencia con la altura mediante una correción aditiva dada por la expresión empírica.

$$\Delta \mathcal{E}_{h} = 0,00012 \quad (P - 100),$$

donde P es la presión en milibares.

En la tabla 2, se comparan los resultados de emisividad medida y calculada con los distintos métodos.

TABLA 2: Emisividad día 17/11/87-8:30 hs.

-	Medida	Lowtran-5	Berdahl/Fromberg	Martin/Berdahl
	0.86	0,711	0,836	0,793

Por otro lado, se graficaron los datos medidos en el período de 24 horas que va del 16 al 17 de noviembre de 1987.

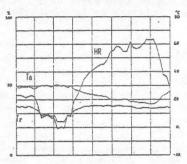
La figura 8 muestra la humedad y la temperatura ambiente medida, así como la temperatura de rocío calculada por medio de estas dos variables.

En la figura 9 se observan las emisividades obtenidas de la medida y del cálculo para cielos claros siguiendo a Martin y Berdahl. Es de ha cer notar que , a pesar de la diferencia de valores, ambas curvas se acompañan en el período de cielo abierto, no así en el de cielo cubierto.

Finalmente, en la figura 10, se muestran las curvas de radiación medida y la calculada para cielos claros por medio del trabajo de los mismos autores, donde se puede apreciar que la tendencia de ambas curvas es la misma.

La discrepancia de valores pueden ser debidas a la falta de una buena calibración del higrómetro.

### 15/11-9.30 bs a 17/11-9.00 bs.:HR, Ta y Tr



#### Fig. 8: Medidas de humedad relativa, temperatura ambiente y temperatura de rocio.

## 15/11-9.30 hs a 17/11-9.00 hs:emitancias

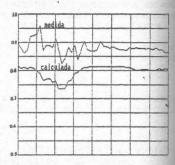


Fig. 9: Emisividades.

### 16/11-9.30 hs a 17/11-9.00 hs :Radiacion

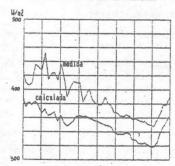


Fig. 10: Radiacion infrarroja atmosferica.

# CONCLUSIONES

La disporsión observada en la Tabla 2 es grande, lo cuál justifica una revisión de los métodos de cálculo de la emisividad.

De las figuras 9 y 10 se obtiene que, a pesar de no haberse usado la corrección por nubosidad, las correlaciones de Martin y Berdahl en función de la temperatura de rocío parece buena, requiriendo quizás de al gunos ajustes. Pareciera además que así debiera ser, dado que la temperatura de rocío tiene en cuenta la cantidad de agua en la atmósfera y porque este elemento es la principal fuente de emisión infrarroja del cielo.

Por otro lado, de la comparación de las curvas de temperatura de rocío y temperatura ambiente con la radiación (figuras 8 y 10) se puede notar la dependencia de esta última de las dos primeras.

## REFERENCIAS.

- 1.- Atmospheric radiance/tranmittance: Computer code LOWTRAN-5. F.X. Kneizys y otros. US Air Force Geoph. Lab. Hanscomb. Massachusetts 1980.
- Estudio de la radiación nocturna como fuente fría. Primeros cálculos. E. Frigerio y L. Saravia. Presentado XIa. Reunión de Trabajo de ASADES, San Luis, 1986.
- 3.- Characteristics of infrared sky radiation in the United States. M. Martin y P. Berdahl. Solar Energy, Vol. 33, No. 3/4, pp. 321-336, 1984.
- 4.- The thermal radiance of clear skies. P. Berdahl y R. Fromberg.Solar Energy, vol. 29, pp.299-314, 1982.