UC 14-FC CR. ambiental R 934e C. 1





Universidad de Chile Facultad de Ciencias Química Ambiental

EVALUACIÓN DE LOS PRECURSORES DE RADICALES HIDROXILO EN LA ATMÓSFERA DE SANTIAGO

Seminario de Título entregado a la

Facultad de Ciencias de la Universidad de Chile

en cumplimiento parcial de los requisitos

para optar al Título de

Químico Ambiental

por

Álvaro Patricio Ruiz Rudolph

Director de Seminario de Título: Dr. Eduardo Lissi G.

Dra. María Angélica Rubio C.

Profesor Patrocinante: M.Cs. Consuelo Gamboa

Santiago, 2004

Chile

UNIVERSIDAD DE CHILE

Facultad de Ciencias

INFORME DE APROBACIÓN SEMINARIO DE TÍTULO

Se informa a la Escuela de Ciencias de la Facultad de Ciencias de la Universidad de Chile que la Memoria de Título presentado por el candidato

Álvaro Patricio Ruiz Rudolph

Ha sido aprobada por la Comisión de Evaluación de la Memoria de Título como requisito para optar al Título de Químico Ambiental.

Comisión de Evaluación de la Memoria de Título

Dra. María Angélica Rubio, Directora de Memoria de Título

Dr. Eduardo Lissi, Director de Memoria de Título

M.Cs.Consuelo Gamboa, Profesora Patrocinante

Dr. Raúl G.E. Morales, Corrector

Dr. Manuel A. Leiva, Corrector

BIBLIOTECA



AGRADECIMIENTOS

Agradezco a la Facultad de Química y Biología de la Universidad de Santiago por darme la posibilidad de realizar este trabajo así como facilitar el uso de su infraestructura y equipamiento.

También a mis directores de tesis, la Dra. María Angélica Rubio y al Dr. Eduardo Lissi por su dedicación, apoyo y conocimientos entregados durante la realización de mi trabajo. A Guillermo Villena y Jimena Maira por su colaboración. Y agradezco especialmente el apoyo desinteresado prestado por el Dr. Humberto Fuenzalida del Departamento de Geofísica de la Facultad de Ingeniería de la Universidad de Chile.

Agradezco a mi papá, mamá a mis hermanos Alfre, Cristián y ,especialmente, a Pablo por su bostoniana ayuda prestada.

A mi novia Loreto y a mis amigos Rafael, Pedro, Vicente, Álvaro, Rodrigo, José, Pablo, Osvaldo, Juan José y Claudio que de una u otra forma ayudaron que este trabajo cobrara vida.

ÍNDICE DE CONTENIDO

Agradecimientos	ii
Índice de Contenidos	iii
Índice de Figuras	vi
Índice de Tablas	ix
Resumen	x
Abstract	xii
1 INTRODUCCIÓN	1
2 MATERIALES Y MÉTODOS	31
2.1 Medición de la Concentración de los Precursores	31
2.1.3 Medición de O ₃ , HCHO y NO ₂	32
2.1.2 Medición de PAN	35
2.1.3 Medición de HONO	36
2.2 Medición de Irradianza	39
2.3 Cálculo de la Constante de Fotólisis (J)	40
2.4 Cálculo de la Producción de Radicales HO.	42
a) O ₃	43
b) HCHO	44
c) NO ₂	45
d) PAN	46
e) HONO	47
2.5 Cálculo Concentración HO [.]	48
3 RESULTADOS	49
3.1 Validación de la Metodología	49
a) O ₃	49
b) HCHO	50
c) PAN	50
d) NO ₂	51
e) HONO	51
3.2 Presentación de los Perfiles	51
3.2.1 Concentración de los Precursores.	51
a) O ₃	52
b) HCHO	52
c) PAN	52

d) NO ₂	54
e) HONO	54
3.2.2 Constantes de Fotólisis	54
a) O ₃	55
b) HCHO	55
c) NO ₂	55
d) HONO	55
3.2.3 Producción de Radicales HO.	56
a) O ₃	57
b) HCHO	57
c) PAN	57
d) NO ₂	64
e) HONO	65
3.2.4 Concentración de HO [.]	70
4 DISCUSIÓN	72
4.1 Concentración de los Precursores.	72
a) O ₃	72
ь) НСНО	73
c) PAN	73
d) NO ₂	74
e) HONO	74
4.2 Constantes de Fotólisis	75
4.3 Producción de Radicales HO·	76
a) O ₃	76
b) HCHO	77
c) PAN	77
d) NO ₂	78
e) HONO	78
4.4 Concentración de HO·	82
5 CONCLUSIONES	83
6 BIBLIOGRAFÍA	86
ANEXO A: Validación concentraciones Ozono.	91
ANEXO B: Perfiles Concentraciones de Precursores	92
a) O ₃	92
b) HCHO	94

1

	c)	PAN	96
	d)	NO ₂	
	e)	HONO	100
ANEXO	C: Pe	rfiles de Constantes de Fotólisis	102
	a)	Ozono	102
	b)	НСНО	104
	c)	NO ₂	
	d)	HONO.	
ANEXO I	D:Pe	files superpuestos de la producción de radicales HO·	

٧

ÍNDICE DE FIGURAS

Figura 1-1: Variación diurna de NO, NO2 y total de Oxidantes3
Figura 1-2: Concentración del radical HO· como función de NOx, donde chi es el
ángulo cenital12
Figura 1-3: Predicción de las fuentes de radicales HO· en una atmósfera urbana
contaminada en función de la hora14
Figura 1-4: Cálculo de la formación de radicales HO \cdot de la fotólisis de HONO, O ₃ y
HCHO en Long Beach, California15
Figura 1-5: Isopleta de máximo de Ozono a partir de una mezcla inicial de VOC y
NOx en el aire18
Figura 2-1: Mapa de Santiago
Figura 2-2: Fotografía fuente emisora y receptora del DOAS en USACH34
Figura 2-3: Esquema simplificado del medidor DOAS
Figura 2-4: Fotografía del muestreador de PAN
Figura 2-5: Muestreador de HONO
Figura 3-1: Perfiles de concentración representativos para O ₃ , HCHO, PAN, NO ₂ y
HONO para las dos campaña53
Figura 3-2: Perfiles de constantes de fotólisis representativos de días sin nubosidad
de O ₃ , HCHO, NO ₂ y HONO para las dos campaña56
Figura 3-3: Perfiles de producción OH· Ozono Primera Campaña
Figura 3-4: Perfiles de producción OH· Ozono Segunda Campaña
Figura 3-5: Perfiles de producción HO· HCHO Primera Campaña60
Figura 3-6: Perfiles de producción HO· HCHO Segunda Campaña61
Figura 3-7: Perfiles de producción HO· PAN Primera Campaña
Figura 3-8: Perfiles de producción HO· PAN Segunda Campaña63
Figura 3-9: Perfiles de producción HO· NO2 Primera Campaña66
Figura 3-10: Perfiles de producción HO· NO2 Segunda Campaña67
Figura 3-11: Perfiles de producción HO· HONO Primera Campaña68
Figura 3-12: Perfiles de producción HO· HONO Segunda Campaña69
Figura 3-13: Perfiles de producción HO· HONO días 9 y 10 de Enero del 200469
Figura 3-14: Perfiles de concentración de HO· Primera Campaña70
Figura 3-15: Perfiles de concentración de HO Segunda Campaña71

Figura 4-1: Perfil de producción de radicales HO· superpuesto representativo de
O₃, HCHO, PAN, NO₂ y HONO. Primer caso
Figura 4-2: Perfil de producción de radicales HO· superpuesto representativo de
O ₃ , HCHO, PAN, NO ₂ y HONO. Segundo caso80
Figura 4-3: Perfiles de producción total de radicales HO Primera Campaña81
Figura 4-4.: Perfiles de producción total de radicales HO· Segunda Campaña81
Figura A-1: Concentración de O3 Parque O'Higgins v/s DOAS91
Figura B-1: Perfiles de concentración de O3 Primera Campaña92
Figura B-2: Perfiles de concentración de O ₃ Segunda Campaña93
Figura B-3: Perfiles de concentración de HCHO Primera Campaña94
Figura B-4: Perfiles de concentración de HCHO Segunda Campaña95
Figura B-5 Perfiles de concentración de PAN Primera Campaña96
Figura B-6: Perfiles de concentración de PAN Segunda Campaña97
Figura B-7: Perfiles de concentración de NO2 Primera Campaña98
Figura B-8: Perfiles de concentración de NO2 Segunda Campaña99
Figura B-9: Perfiles de concentración de HONO Primera Campaña100
Figura B-10: Perfiles de concentración de HONO Segunda Campaña101
Figura C-1: Perfiles de constante de fotólisis de O3 Primera Campaña102
Figura C-2.: Perfiles de constante de fotólisis de O3 Segunda Campaña103
Figura C-3: Perfiles de constante de fotólisis de HCHO Primera Campaña104
Figura C-4: Perfiles de constante de fotólisis de HCHO Segunda Campaña105
Figura C-5.: Perfiles de constante de fotólisis de NO2 Primera Campaña106
Figura C-6: Perfiles de constante de fotólisis de NO2 Segunda Campaña107
Figura C-7: Perfiles de constante de fotólisis de HONO Primera Campaña108
Figura C-8: Perfiles de constante de fotólisis de HONO Segunda Campaña109
Figura D-1: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 26 de Noviembre
del 2003110
Figura D-2: Perfil superpuesto de producción de radicales HO- día 27 de Noviembre
del 2003111
Figura D-3: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 28 de Noviembre
del 2003111
Figura D-4: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 29 de Noviembre
del 2003112
Figura D-5: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 30 de Noviembre
del 2003112

Figura D-6: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 10 de Enero del
2004113
Figura D-7: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 11 de Enero del
2004113
Figura D-8: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 12 de Enero del
2004114
Figura D-9: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 13 de Enero del
2004114

ÍNDICE DE TABLAS

Tabla 1-1: Escala de reactividad del radical HO· con Hidrocarburos	5
Tabla 1-2: Reactividad de Hidrocarburos usando varios tipos de escalas de	
reactividad	6
Tabla 3-1: Concentración en ppmv de HCNM medido en la primera y segunda	
campaña	.64

Resumen

Este estudio se realizó en Santiago, comuna de Estación Central, campus de la Universidad de Santiago de Chile y se orientó a la medición de niveles de concentración de precursores de radicales hidroxilo, HO, y la obtención de la velocidad de producción del radical HO por cada precursor en función de la hora del día.

Se realizaron dos campañas de muestreos, entre el 25 y 30 de Noviembre del 2003 y entre el 8 y 15 de Enero del 2004. Se midieron las concentraciones diarias y en lapsos de tiempo de una hora, de O_3 , HCHO y NO₂ usando un equipo automático, DOAS (espectroscopía de absorción óptica diferencial) y la concentración de PAN mediante cromatografía de gases usando un cromatógrafo automático. El HONO se midió manualmente, usando burbujeadores y espectroscopia de absorción UV-VIS. Simultáneamente se midió la irradianza por radiómetro. Se obtuvieron los perfiles diarios de concentración para cada una de las sustancias estudiadas. En las dos campañas los perfiles de concentración fueron similares. El O₃ y PAN mostraron un perfil diurno marcado con máximos alrededor del mediodía (11:00- 13:00); el NO2 presentó dos máximos, uno en la mañana (7:00-9:00) y otro en la tarde (20:00-23:00); el HCHO presentó máximos generalmente en las primeras horas de la mañana (5:00-7:00) y el HONO muchas veces presentó altas concentraciones durante todo el día. Se calculó la constante de fotólisis para O3, HONO, HCHO y NO2. Finalmente se estimó la velocidad de producción de radicales de cada precursor y la concentración de radicales HO por hora del día. De acuerdo a la producción de radicales, este estudio permitió concluir que: HONO es importante durante todo el día y su contribución varía entre 49% y 74% (7-25x10⁶ moléculas cm⁻³·s⁻¹); HCHO es importante a media mañana (10:00) y después del mediodía (14:00), su contribución varía entre 31% y 64% (6,8-10,1x10⁶

х

moléculas·cm⁻³·s⁻¹); PAN y O3 son importantes después del mediodía (12:00-15:00), sus contribuciones varían entre 12% y 38% (3-10x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹) y 12% y 27% (3,5-5,8x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹), respectivamente. El NO₂ no contribuye significativamente a la producción de radicales en la ciudad de Santiago.

Abstract

This study was carried out in Santiago, Estacion Central district, Universidad de Santiago de Chile campus and was oriented to evaluate the contributions of hydroxyl radicals precursors and to obtain the HO radical production velocity for each precursors as a function of the time of day.

In November 25-30, 2004 and January 8-15, 2004, two monitoring campaign were carried out. O₃, HCHO, NO₂ and PAN were measured in real time concentrations and in one hour periods using automatic equipment. DOAS (differential optical absorption spectroscopy) was employed to O_3 , HCHO and NO_2 , while gas chromatography was employed to quantify PAN. HONO was measured nonautomatically, using bubbles and absorption spectroscopy UV-VIS. Simultaneously the irradiance was measured with a radiometer. The concentrations daily profile were obtained for each studied substances. In both campaign, concentrations profile were similar. O₃ and PAN showed a marked daily profile with a peak around midday (11:00-13:00); NO₂ presented two peaks, one in the morning (7:00-9:00) and another in the afternoon (20:00-23:00); HCHO presented peaks around the first hours of the morning (5:00-7:00) and HONO frequently presented high concentrations during all day. The O₃, HONO, HCHO and NO₂ photolytic rates were calculated. Finally the radical production velocity for each precursors and the HO concentrations as a function of the time of day were calculated. According to the radicals production, this study permitted to conclude that: HONO is important all day and its contribution varying between 49% and 74% (7-25x10⁶ molecules cm⁻³·s⁻¹); HCHO is important in the mid-morning (10:00) and afternoon (14:00), its contribution varying between 31% and 64% (6,8-10,1x10⁶ molecules cm⁻³·s⁻¹); PAN and O3 are important in the afternoon (12:00-15:00), its contribution varying between 12% and

xii

38% (3-10x10⁶ molecules·cm⁻³·s⁻¹) and 12% and 27% (3,5-5,8x10⁶ molecules·cm⁻³·s⁻¹), respectively. NO₂ does not contribute significantly to radicals production in Santiago city.

1 INTRODUCCIÓN.

Se denomina *smog* fotoquímico a un tipo de contaminación atmosférica de origen secundario, característico de áreas urbanas, constituido principalmente por: Ozono (O₃), Peroxiacetilnitrato (PAN), Aldehídos (RCHO) y Ácido Nítrico (HNO₃) entre otros. Estos compuestos se forman a través de una serie de reacciones fotoquímicas y químicas que involucran contaminantes primarios.

Las mayores concentraciones se observan a fines de la época primaveral y a principio del verano. Este fenómeno da como resultado que la atmósfera se torne de un color marrón rojizo. La presencia de este tipo de contaminantes genera problemas respiratorios e irritaciones oculares en seres humanos y daños en vegetales (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000).

El *smog* fotoquímico se observó por primera vez en la ciudad de Los Ángeles a fines de la década de 1940s y fue descrito en la década de 1950s. Está asociado principalmente a la alta irradiación solar y altas emisiones vehiculares (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Actualmente, este fenómeno ha sido observado en otras ciudades como Tokio, Ciudad de México, Atenas y Santiago de Chile (Seinfeld y Pandis, 1998; Suppan y col, 1998 ; CONAMA, 1997).

Diversos estudios han establecidos que el *smog* fotoquímico se desarrolla cuando contaminantes primarios, tales como Monóxido y Dióxido de Nitrógeno (NO_x) y Compuestos Orgánicos Volátiles (COV), interactúan con radiación solar produciendo una mezcla de contaminantes secundarios, tales como O₃, PAN, HNO₃, aldehídos y cetonas (1.1) (Chameides y col, 1992; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000):

1

$$COV + NO_x + hv \rightarrow O_3$$
, PAN, HNO₃, aldehidos (1.1)

La formación del *smog* fotoquímico se inicia con la oxidación del Monóxido de Nitrógeno (NO) a Dióxido de Nitrógeno (NO₂) en horas de media mañana, cuando las emisiones de COV y NO, provenientes principalmente de flujo vehicular, son altas. Este NO₂ absorbe radiación UV y rápidamente fotoliza, generando un radical (O³P) y regenerando NO (1.2). La reacción entre el radical O(³P) y oxígeno molecular (O₂) permite la formación de O₃ (1.3):

$$NO_2 + hv (\lambda < 420 nm) \rightarrow NO + O(^3P)$$
(1.2)

$$O(^{3}P) + O_{2} + M \rightarrow O_{3} + M$$
(1.3)

El NO formado en la ecuación 1.2 puede reaccionar con O_3 de forma relativamente rápida, reformando NO_2 (1.4):

$$NO + O_3 \rightarrow NO_2 + O_2 \tag{1.4}$$

Mediante las ecuaciones (1.2) y (1.4), y con NO en estado estacionario, es posible relacionar O_3 con NO_2 y NO a través la relación de Leighton (Seinfeld y Pandis, 1998):

$$[O_3] = (J_{NO}/K_{1.4}) \cdot [NO_2]/[NO]$$
(1.5)

De esta relación se puede deducir que O₃ y NO no pueden coexistir a grandes concentraciones.

Un ejemplo del comportamiento diurno de estos compuestos (O₃, NO y NO₂) son los perfiles de variación de concentración diarias que se muestran a continuación (Figura 1-1):



Figura 1-1: Variación diurna de NO, NO₂ y total de Oxidantes (Principalmente O₃) (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000)

De la Figura 1-1 se observa un máximo de NO en la mañana que coincide con la hora de máximas emisiones debido al transporte. Posteriormente el NO decae rápidamente debido a su oxidación a NO₂. Finalmente se tiene un máximo de Oxidantes (principalmente Ozono) alrededor del medio día, cuando los valores de NO están en su mínimo.

El mecanismo propuesto para la oxidación del NO a NO_2 involucra inicialmente la oxidación de un compuesto orgánico (RH) por un agente oxidante [Radical Hidroxilo (OH·), Ozono (O₃), Radical Nitrato (NO₃·) o Radical Cloruro (Cl·)]. Posteriormente se generan radicales que oxidan el NO a NO_2 en una serie de reacciones en cadena, las que finalmente regeneran radicales OH· para iniciar nuevamente la cadena (ecuaciones (1.6) a (1.11)) (Sanhueza y Lissi, 1981; Seinfeld 1989; Thompson, 1992; Seinfeld y Pandis, 1998; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000):

$$HO + RH \rightarrow H_2O + R$$
(1.6)

$$R + O_2 \rightarrow ROO$$
 (1.7)

$$ROO + NO \rightarrow RO + NO_2$$
(1.8)

$$RO + O_2 \rightarrow HO_2 + Aldehidos, Cetonas$$
 (1.9)

$$HO_{2} + NO \rightarrow HO + NO_{2}$$
(1.10)

$$RH + 2NO + 2O_2 \rightarrow Aldehidos, Cetonas + H_2O + 2NO_2$$
(1.11)

donde R·= radical alquilo; ROO·= radical peroxido; RO·= radical alcoxi y HO_2 ·= radical hidroperoxilo.

Durante el día, bajo irradiación solar, la oxidación de compuestos orgánicos se produce principalmente vía radical (HO·) (Poppe y col, 1995). Sin embargo, cuando las concentraciones de O_3 son altas o las concentraciones del radical HO· son bajas (al amanecer o en la noche) los alquenos pueden ser oxidados por el O_3 , compitiendo con el radical HO· (Rappelglück y col, 2000). Durante la noche, cuando las concentraciones de radical HO· son bajas, la oxidación de compuestos orgánicos se puede llevar a cabo también por el radical NO_3 ·, radical que fotoliza rápidamente durante el día (Seinfeld, 1989; Neeb y col, 1998; Salisbury y col, 2001). El radical Cl· adquirirá importancia sólo en atmósferas marinas.

A pesar de la existencia de estos otros agentes oxidantes, el radical HO· es el principal oxidante de la atmósfera durante el día (Levy, 1971; Thompson, 1992). Su importancia fue reconocida hace ya tres décadas (Levy, 1971) y su rol ha sido ampliamente estudiado (Thompson, 1992). La capacidad oxidativa del radical HO· le ha hecho merecedor del nombre de "Aspiradora Troposferica" debido a su alta reactividad frente a cientos de gases (ej: COVs, compuestos que contengan –N, -S o -halógeno, entre otros) regulando sus tiempos de vida atmosféricos y, por lo tanto,

los niveles de concentración de dichos gases (Thompson, 1992). En muchos casos la ecuación 1.6 (HO·+RH) representa el primer paso en la cadena de oxidaciones mencionadas y su velocidad estará limitada por la concentración de radicales presentes en la atmósfera y su reactividad frente al compuesto orgánico:

$$v = k [RH][HO·]$$
 (1.12)

En una atmósfera, sea ésta urbana, semi-unrbana, rural o remota, se presentan diversos tipos de RHs los cuales poseen distintas reactividades frente al radical HO-Estos RHs, por lo tanto, son evaluados usando distintos criterios, como lo son su consumo, formación de O₃, formación de aerosoles, irritación ocular y daños en plantas (Sanhueza y Lissi, 1981; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). En las tablas 1.1 y 1.2 se encuentran los valores obtenidos por los diferentes procedimientos.

Tabla 1-1: Escala de reactividad del radical HO· con Hidrocarburos (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000)

Clase	к _{он} (298 К)	ΗΟ· τ _{1/2}	Hidrocarburos típicos
1	< 8x10 ⁻¹⁴	>100días	CH₄
11	(8-80) x10 ⁻¹⁴	10-100días	Acetaldehído, etano, benceno
ш	(8-80) x10 ⁻¹³	1-10días	Eteno, propano, tolueno
IV	(8-80) x10 ⁻¹²	2-24horas	Propeno, o-, m-, y p-xileno, 1,2,4 y 1,2,5-trimetilbenceno
v	>8x10 ⁻¹¹	<2horas	2-Metil-2-buteno, d-limoneno

reactividad	(Finlayson-Pitts	y Pitts, 2000)
-------------	------------------	----------------

Respuesta en escala 0 a 10							
Sustancia o Subclase	Ozono u Oxidante	Peroxiacetii nitrato	Formaldehido	Particulas aerosol	Irritación ocular	Daños en vegetales	Respuesta Promedio
C_C5	0	0	0	0	0	0	0
Acetaldehido	0	0	0	0	0	0	0
Benceno	0	0	0	0	0	0	0
C ₆ ⁺ parafinas	0-4	0	0	0	0	0	1
Tolueno (y otros Mono alquilbencenos)	4	-	2	2	4	0-3	3
Eteno	6	0	6	1-2	5	-	4
Alguenos terminales	6-10	4-6	7-10	4-8	4-8	6-8	7
Diolefinas	6-8	0-2	8-10	10	10	0	6
Dialquil y trialquil becenos	6-10	5-10	2-4		4-8	5-10	6
Olefinas con doble enlace No geminales	5-10	8-10	4-6	6-10	4-8	10	8

En general, cualquiera sea la escala elegida, la reactividad del RH tiende a estar en el siguiente orden: [alquenos con doble enlace no genimal] > [aromáticos di- y trialquil, alquenos terminales] > [etileno] > [aromáticos mono alquil] > [alcanos C₅ y mayores] > [alcanos C₂-C₅] (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000)

Una característica que posee el radical HO·, que lo hace fundamental en la formación del *smog* fotoquímico, es su capacidad de reciclarse de una manera casi catalítica (ecuaciones (1.6) a (1.10)) que le permite mantener una concentración del orden de 10⁶ moléculas·cm⁻³ a pesar de su alta reactividad (Poppe y col, 1993).

La generación de radicales HO· representa la fase de iniciación de estas reacciones en cadena. No considerando la ecuación 1.10, la que no "crea" radicales, la producción de HO· presenta tres vías (Sanhueza y Lissi 1981; Winer y Biermann 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000; Ren y col, 2003): fotólisis de compuestos atmosféricos, descomposición térmica del PAN y reacción O₃-Alqueno:

A continuación se indicarán las principales reacciones:

a) Fotólisis de compuestos atmosféricos.

a.1 Fotólisis de Ozono (O₃):

$$O_3 + hv (\lambda < 350 nm) \rightarrow O_2 + O(^1D)$$
 (1.13)

$$O(^{1}D) + H_{2}O \rightarrow 2HO$$
 (1.14)

a.2 Fotólisis de Aldehídos (RCHO):

HCHO + hv (
$$\lambda$$
<340nm) \rightarrow H· + HCO· (1.15)

$$H + O_2 \rightarrow HO_2$$
 (1.16)

$$HCO' + O_2 \rightarrow HO_2' + CO \tag{1.17}$$

$$HO_2 + NO \rightarrow HO + NO_2$$
(1.10)

a.3 Fotólisis del Dióxido de Nitrógeno (NO2):

$$NO_2 + hv (\lambda < 420 nm) \rightarrow NO + O(^{3}P)$$
(1.2)

$$O(^{3}P) + RH \rightarrow HO + R$$
(1.18)

a.4 Fotólisis de Ácido Nitroso (HONO) y Ácido Nítrico (HONO2):

HONO + hv (
$$\lambda$$
<396nm) \rightarrow HO· + NO (1.19)

$$HONO_2 + hv (\lambda < 350 nm) \rightarrow HO + NO_2$$
(1.20)

a.5 Fotólisis de Peróxidos de Hidrógeno (H₂O₂):

$$H_2O_2 + hv (\lambda < 350 nm) \rightarrow 2HO$$
 (1.21)

a.6 Fotólisis de Nitritos(RONO) y Nitratos Orgánicos (RONO₂)

$$RONO + hv \rightarrow RO + NO$$
(1.22)

$$RONO_2 + hv \rightarrow RO + NO_2$$
 (1.23)

$$RO + O_2 \rightarrow HO_2 + Aldehídos, Cetonas$$
 (1.9)

$$HO_2 + NO \rightarrow HO + NO_2 \tag{1.10}$$

b) Descomposición Térmica del PAN:

$$CH_{3}C(O)OONO_{2} + \Delta \rightarrow CH_{3}C(O)OO + NO_{2}$$
(1.24)

$$CH_{3}C(O)OO + NO \rightarrow CH_{3}C(O)O + NO_{2}$$
(1.25)

$$CH_{3}C(O)O \rightarrow CH_{3} + CO_{2}$$
(1.26)

$$CH_{3'} + O_2 + M \rightarrow CH_3O_{2'} + M$$
(1.27)

$$CH_{3}O_{2} + NO \rightarrow CH_{3}O + NO_{2}$$
(1.28)

$$CH_{3}O + O_{2} \rightarrow HCHO + HO_{2}$$
 (1.29)

$$HO_{2} + NO \rightarrow HO + NO_{2}$$
(1.10)

c) Reacción Ozono con Alqueno: se forma un intermediario (de Criegge) el cual, a partir de unas de sus vías de descomposición, genera radicales HO·.

La fase de término, sin considerar la ecuación 1.6, puede agruparse en tres categorías (Sanhueza y Lissi, 1981; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000): reacciones entre dos radicales, reacciones de radicales con NO_x y reacciones de radicales con NO_xH.

A continuación se indicarán las principales reacciones:

a) Reacciones entre dos radicales:

$$HO_2 + HO_2 \rightarrow H_2O_2 + O_2 \tag{1.30}$$

$$HO_{2'} + HO \rightarrow H_2O + O_2 \tag{1.31}$$

$$HO + HO \rightarrow H_2O + O(^{3}P)$$
(1.32a)

$$HO + HO + M \rightarrow H_2O_2 + M$$
(1.32b)

$$2RO_2 \rightarrow ROOR + O_2 \qquad (1.33a)$$

$$2RO_2 \rightarrow ROH + RCHO + O_2$$
 (1.33b)

$$RO_{2} + HO_{2} \rightarrow RO_{2}H + O_{2}$$
(1.34)

$$HO + NO + M \rightarrow HONO + M$$
(1.35)

$$HO' + NO_2 + M \rightarrow HONO_2 + M \tag{1.36}$$

$$HO_2 + NO_2 \rightarrow HONO + O_2$$
(1.37)

$$\rightarrow$$
 HOONO₂ (1.38)

$$HO_2 + NO + M \rightarrow HONO_2 + M$$
 (1.39)

$$RO + NO \rightarrow RONO$$
 (1.40)

$$RO + NO_2 \rightarrow RONO_2$$
 (1.41a)

$$RO_2 + NO_2 \rightarrow RO_2 NO_2$$
 (1.42a)

$$\Rightarrow R'O + HONO_2$$
(1.42b)

$$\mathsf{R}(\mathsf{O})\mathsf{O}_2 + \mathsf{N}\mathsf{O}_2 \twoheadrightarrow \mathsf{PANs} \tag{1.43}$$

$$RO_2 + NO \rightarrow R'O + HONO$$
 (1.44)

c) Reacciones de Radicales con NO_xH:

$$HO + HONO \rightarrow H_2O + NO_2$$
(1.45)

$$HO' + HONO_2 \rightarrow H_2O + NO_3$$
(1.46)

$$HO_2$$
 + $HONO \rightarrow HOOH + NO_2$ (1.47)

$$HO_2 + HONO_2 \rightarrow HOOH + NO_3$$
 (1.48)

$$RO + HONO \rightarrow ROH + NO_2$$
 (1.49)

$$RO + HONO_2 \rightarrow ROH + NO_3$$
 (1.50)

En un determinado tipo de atmósfera, la importancia de una terminación estará dada por tres factores:

- i) Su constante específica de velocidad.
- La concentración de los portadores y reactivos que intervienen en el paso considerado.
- iii) Las reacciones posteriores de los productos formados.

Claramente existiría una dependencia entre la radiación y la producción de radicales. Ésta será máxima durante la primavera y el verano, a horas del mediodía y a bajas latitudes, condiciones en que se tiene menores ángulos cenitales y, por lo tanto, mayor radiación. (Poppe y col, 1993)

En una atmósfera contaminada, de tipo urbana, las fuentes de radicales HO más importantes durante el día son la fotólisis del O₃, Aldehídos, Ácido Nitroso y NO₂ (Sanhueza y Lissi 1981; Winer y Biermann, 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Por otro lado, se espera que la descomposición térmica del PAN pueda acelerar la formación del smog fotoquímico, confirmando estudios realizados en cámaras de simulación ambiental (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986). Estos estudios muestran que al aumentar la concentración de PAN en una mezcla de Propeno-NOx irradiada, disminuyen los tiempos de vida del propeno y se acelera la formación de O₃. Durante la noche se esperaría que la reacción O₃-alquenos pueda contribuir directamente a la generación de radicales HO cuando no existen fuentes fotoquímicas. (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000; Ren, 2003). Los RHs que se encuentran en atmósferas urbanas son en su mayoría de origen antropogénicos mezclados con algunos biogénicos. Mención especial es el Metano (CH₄), gas que reacciona muy lento con el radical HO, de modo que no contribuye significativamente a la formación del smog fotoquímico a nivel urbano o regional aún a altas concentraciones de HO. Sin embargo, si lo hace a nivel global o estratosférico (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Por lo tanto a escala local o urbana se hablará de hidrocarburo no-metánico (HCNM) en lugar de compuesto orgánico.

En una atmósfera limpia o remota la principal fuente de radicales HO· la constituye la fotólisis del O₃ (Sanhueza y Lissi 1981; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Existe la misma química entre VOC-NO_x descrita anteriormente para zonas contaminadas.

10

Sin embargo, los niveles de NO_x son mucho menores (< 50 pptv) a diferencia de una atmósfera contaminada (20 y 500 ppbv) (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000), favoreciendo reacciones entre radicales (ej: (1.30), (1.31), (1.32), (1.33) y (1.34)). Por lo tanto se minimiza la oxidación de NO a NO₂ y no habría formación de O₃ apreciable (vía fotólisis NO₂) (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Además ocurre una reacción adicional entre HO₂· y O₃ (Poppe y col, 1993):

$$HO_{2^{\circ}} + O_{3} \rightarrow OH^{\circ} + 2O_{2} \tag{1.51}$$

que lleva a la destrucción de O_3 . Los niveles de concentración de NO en que la formación de NO_2 (vía ROO+NO (1.8) y HO_2+NO (1.10)) y la reacción entre radicales ocurren a la misma velocidad está entre 10 y 50 pptv de NO_x , concentraciones típica de áreas remotas (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000).

Los compuestos orgánicos más susceptibles a ser oxidados en regiones remotas estarán limitados sólo a los biogénicos (ej. Limoneno, α,β-Pineno). En una atmósfera marina no hay fuentes significativas de COVs biogénicos y, por tanto, los radicales hidroxilos son removidos por Monóxido de Carbono (CO) y Metano (CH₄) (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000):

$$HO + CO \rightarrow HO_2 + CO_2$$
(1.52)

$$HO^{\cdot} + CH_4 \rightarrow CH_3O_2^{\cdot} + H_2O \tag{1.53}$$

Los niveles de NO_x tienen influencia directa sobre el radical HO·. Modelos realizados por Poppe y col, 1993 indican que, para una producción fotolítica del HO· dada, se tiene una fuerte dependencia entre las concentraciones de NO_x y la del radical (Figura 1-2):



Figura 1-2: Concentración del radical HO· como función de NOx, donde chi es el ángulo cenital (Poppe y col, 1993).

En este perfil compiten la reacción del NO, que puede regenerar radicales HO· por (1.10) y (1.51), y NO₂ el cual puede eliminar radicales HO· a través de (1.36). La regeneración de radicales prima sobre la eliminación si existen concentraciones bajas de NO_x (< 1ppbv), sin embargo, niveles bajos de NO_x no permiten un efectivo reciclaje de HO· presente. Por otro lado, a concentraciones de NO_x mucho mayores a 1 ppbv prima la eliminación a través de la formación de HNO₃ (1.36) (Thompson, 1992; Poppe y col, 1995). Una relación similar se encontró en medidas en terreno (Eisele y col, 1997). Por lo tanto, es a niveles de NO_x levemente superiores a 1 ppbv donde se tiene una concentración de HO· máxima y, además, de una fuerte sensibilidad a la concentración de NO_x para una dada producción fotolítica de radicales.

Las reacciones terminales también pueden generar productos intermediarios del proceso de oxidación. Es así como HCHO, H₂O₂, CH₃O₂H y carbonilos, entre otros, pueden generar nuevamente radicales HO· a través de su fotólisis (Perner y col,

1987). La principal vía de remoción de HO· es a través de la reacción con el NO₂ (1.36), sin tomar en cuenta la ecuación 1.6 la cual regenera el radical por medio de las reacciones subsecuentes (Seinfeld, 1989). Otros compuestos productos de reacciones terminales son HNO₃ y PAN, constituyentes del *smog* fotoquímico.

Durante los últimos veinte años se han realizado numerosas campañas con el fin de determinar las concentraciones HO·, tanto en atmósferas limpias como en contaminadas. Estas campañas han sido realizadas a través de mediciones directas de HO (Ren y col, 2003) y a través de modelización (Thompson, 1995). Los métodos más importantes para las mediciones directas de HO son: Fluorescencia de Láser Inducido (LIF) (FAGE), camino óptico de absorción láser (Long Path Laser Absorption) y conversiones químicas con espectrómetro de masa (Crosley, 95). También se usa como método el DOAS (espectroscopia de absorción óptica diferencial) (Perner y col, 87; Poppe y col, 1995; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000) y técnicas radioquímicas (oxidación ¹⁴CO) (Felton y col, 1990). Las estimaciones teóricas (modelización) por otro lado consisten en medidas de constituyentes que no corresponden a HO, a partir de los cuales se calcula la concentración del radical. En general, estas estimaciones van acompañadas de medidas directas, a modo de validar dichos cálculos. Poppe y col, 1995, encontró sobrestimaciones de radicales alrededor del 20% en su modelo, en comparación a medidas directas de HO.

Los valores máximos de concentraciones de radical HO· en atmósferas moderadas y severamente contaminadas (por lo general urbanas) están en el rango entre 1,7 a 10,1x10⁶ moléculas·cm⁻³ (Perner y col, 87; Felton y col 1990; Mount y Eisele, 1992; Poppe y col, 1995; George y col 1999 y Ren y col, 2003). En atmósferas limpias, las concentraciones están entre 1 y 3x10⁶ moléculas·cm⁻³ (Perner y col,

13

1987; Mount y Eisele, 1992; Felton y col, 1990; Hard y col, 1992 y Brune y col, 1995). Para atmósferas remotas las concentraciones de radicales están en el rango entre 0,5 y 5x10⁶ moléculas cm⁻³ (Thompson, 1995). Sin embargo, durante la noche la concentración disminuye a valores menores que 2x10⁵ moléculas cm⁻³ (Seinfeld y Pandis, 1998).

Debido a que HO· es esencial en la remoción y en la formación de gases trazas que involucra la formación del *smog* fotoquímico, es importante determinar su concentración y su generación, esto es, determinar los gases que lo generan y estudiar la importancia de cada fuente. Algunos estudios relacionados con las reacciones de iniciación en una atmósfera urbana (Winer y Biermann, 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000; Ren y col, 2003; Amount y col, 2003) indican que las mayores generaciones de radicales estarían dadas por las reacciones de fotólisis de los precursores HONO, O₃ y HCHO (Figura 1-3 y 1-4):



Figura 1-3 Predicción de las fuentes de radicales HO· en una atmósfera urbana contaminada en función de la hora (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000)

14



Figura 1-4 Cálculo de la formación de radicales HO· de la fotólisis de HONO, O₃ y HCHO en Long Beach, California (Winer y Biermann, 1989)

De acuerdo a las figuras, la importancia relativa de cada uno de los precursores depende de la hora del día.

Para la ciudad de Santiago, no existen estudios de este tipo. El único trabajo relacionado estima la concentración de HO· en $2,6x10^6$ moléculas·cm⁻³ (Rappenglück y col, 2000). Sin embargo, hay registros y publicaciones de los niveles de la concentración de los precursores (ej: HONO_x, O₃, RCHO, NO₂ y PAN, entre otros). Los antecedentes de Santiago se especifican a continuación:

Caracterización Ciudad de Santiago.

La ciudad de Santiago presenta uno de los mayores índices de contaminación atmosférica de América Latina (Hugo Sandoval y col, 1994). Sin embargo, durante un año, se presentan dos tipos de contaminación totalmente distintos entre sí. Una es contaminación por material particulado y, la otra, contaminación fotoquímica o smog fotoquímico". La primera presenta sus mayores niveles en los meses de invierno en el sector centro-poniente. Es de origen primario y secundario (Ríos, 2004). Sus principales fuentes son las "fijas" y "móviles". La segunda, el *smog* fotoquímico, es un fenómeno que acumula contaminantes de origen secundario (O₃, PAN), se presenta a fines de la primavera y a principios del verano en horas de la tarde y está afectado por la velocidad del viento, temperatura y la intensidad de radiación (CONAMA, 2004). A diferencia de la contaminación por particulado, se presenta en el sector oriente (Las Condes).

Debido a que los niveles de Ozono y NO₂ superaron y bordearon la norma, respectivamente, durante la década pasada, la Región Metropolitana fue declarada Zona Saturada para O₃ y zona latente para NO₂ (Decreto Ds Nº 1321 131/96 del 12 de Junio de 1996). En los últimos años, los niveles de O₃ sobrepasaron la norma (norma horaria 80 ppbv) por sobre el 60%, especialmente en comunas del sector oriente (CONAMA, 2004) Además, en Santiago se han realizado estudios y medidas relacionadas con NO₂ (CONAMA, 97) y PAN (Rappenglück y col, 2000), importante indicador del smog fotoquímico. Con respecto a los HCNM, Rapplenglück y col, 2004 determinó su importancia específica en la formación de smog fotoquímico. En dicho estudio señaló que el propano, importante componente del gas licuado, es el hidrocarburo que presenta mayor concentración en Santiago. Sin embargo, su aporte a la masa de aire reactiva no supera al 20%. Los HCNM más reactivos varían según la hora del día. Esto es, a partir de estudios de equivalente propano, las especies más reactivas durante la mañana son los alquenos, al mediodía los aromáticos y en la tarde los isopropenos. En dicho estudio, además, se concluye que los hidrocarburos relacionados con el tránsito vehicular contribuyen mayoritariamente a la formación de Ozono y aerosoles secundarios orgánicos.

En Santiago (33°27' S) durante la primavera y el verano predomina la influencia del anticiclón del pacífico permitiendo una alta radiación solar, temperaturas entre 30 y 35°C a la sombra, bajas velocidades de vientos y una gran estabilidad atmosférica. Dichas condiciones, junto a emisiones primarias, favorecen la formación de contaminantes secundarios (Ej: O₃, PAN). Por otro lado, su situación orográfica particular, limitada al oriente por faldeos precordilleranos de la Cordillera de los Andes y la Cordillera de la Costa por el Oeste, permite el desarrollo de una suave brisa valle-montaña (Rutllant, 1995) que controla la distribución de contaminantes atmosféricos (HCNM) generados por su población de 5,5 millones de habitantes. Esta brisa permite el transporte de precursores del *smog* fotoquímico desde sector sur, surponiente y céntrico (sitio emisor) al sector oriente de Santiago. Estos precursores, eventualmente, pueden sufrir fotoxidaciones, permitiendo la formación de este *smog*, aumentando, de esta forma, los niveles de aerosoles secundarios en su camino y en la principal zona receptora (Sector Oriente) (Rappenglück y col, 2000; Rappenglück y col, 2004).

En Santiago se han evaluado niveles de O₃, HCHO, NO₂, PAN y HONO, pero no en forma simultánea, en el mismo lugar. Asimismo, no se ha evaluado la velocidad de formación de HO⁻ por cada sustancia. Por lo tanto, es de interés realizar un estudio en Santiago. A continuación se describirá brevemente la importancia de cada una de estas especies.

$Ozono (O_3)$

En atmósferas urbanas, el O_3 es un contaminante netamente secundario. Se genera por procesos fotooxidativos entre NO_x y COV (1.1). Los compuestos orgánicos con mayor potencial en la formación de O_3 son los alquenos terminales,

dialquil y trialquil bencenos, olefinas con dobles enlaces no geminales, aldehídos alifáticos y diolefinas (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Para Santiago se ha encontrado que la producción de O_3 está directamente relacionada con las emisiones del tránsito vehicular (m-, p- y o-xileno, tolueno, eteno, propeno) (Rappenglück y col, 2004). Además los hidrocarburos biogénicos (limoneno, isopropeno), en Santiago, sólo contribuyen a mantener los niveles de O_3 en la tarde (Rappenglück y col, 2000). El Ozono se relaciona con el NO₂ y NO a través de la ecuación de Leighton (1.5). A pesar que la concentración de Ozono depende de las concentraciones de NO_x y COV, su química es bastante compleja y, bajo muchas condiciones su concentración presenta una relación no lineal con la de sus precursores. (Seinfeld, 1989; Chameides y col, 1992; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000) (Figura 1-5):



Figura 1-5: Isopleta de máximo de Ozono a partir de una mezcla inicial de VOC y NOx en el aire (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000)

En la figura 1-5, se observan dos situaciones. La primera, para un cuociente alto de VOC/NO_x, la disminución de las concentraciones de NO_x permiten una efectiva disminución de O₃ a COV constante (NO_x-limited). Esto se debe a que bajas concentraciones de NO_x favorecen las reacciones de término de la cadena, como lo son las reacciones entre radicales. La segunda situación, en cambio, se presenta a

bajos cuocientes de VOC/NOx y es característica en muchas ciudades (Salisbury y col, 2001). La disminución de VOC genera la disminución del O₃ manteniendo las concentraciones de NO_x constante (VOC-limited). Sin embargo, si se aumenta la concentración de NO_x se espera una disminución de O₃ presente. Este fenómeno se debe a que altos niveles de NO_x favorece la reacción de término de la cadena NO_2 +HO· (1.36) y la reacción NO+O₃ es más efectiva que la oxidación por el radical peróxido de NO a NO₂ (Seinfeld, 1989). Asimismo, la disminución de NO_x, bajo estas condiciones, conllevaría a un aumento de los niveles de O₃ debido a que se favorecen las reacciones radical peróxido-NO. Este comportamiento es similar al presentado en isopletas de HO, donde altos niveles de NO_x y bajos de VOC predicen una disminución de HO[.] con un aumento de los niveles de NO_x (Poppe y col, 1993). El aumento de O₃ comienza en la mañana con el inicio de la actividad fotoquímica y por el ingreso de O3 acumulado el día anterior, desde la capa residual (Derwent y Jenkin, 1991; Suppan y col, 1998). Cuando la producción fotoguímica disminuye, los niveles de ozono comienzan a bajar. Además, la generación de NO favorece la destrucción de éste, lo que ocurre a finales de la tarde y en la noche (Seinfeld, 1989; Suppan y col, 1998). Otras vía de remoción son su fotólisis, la reacción con alquenos (Neeb y col, 1998) y la deposición seca (Seinfeld y Pandis, 1998).

Las concentraciones de O_3 varían entre 30-40 ppbv en zonas remotas, 80-150 ppbv en zonas rurales y suburbanas y > 100 ppbv en zonas urbanas, alcanzado hasta 500 ppbv en zonas altamente contaminadas (Seinfeld 1989; Chameides y col, 1992; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Su máximo en áreas urbanas se presenta después del mediodía (Chameides y col, 1992, Suppan y col, 1998) y dura, por lo general, unas cuantas horas. En Santiago se ha medido O_3 desde el año 1990 a la fecha, sobrepasando por 50% al año la norma. Como se mencionó anteriormente,

estas mediciones llevaron a declarar zona saturada por O₃ a la ciudad de Santiago. Mediciones llevadas a cabo por Rappenglück y col, 2000, entre Noviembre y Diciembre de 1996, muestran valores entre 50-60ppbv en el sector céntrico y 150 ppbv en el sector oriente, cuyos máximos se ubican después del mediodía. Los métodos de referencia o equivalente designados por U.S.Enviromental Protection Agency (EPA) para medir O₃ son por absorción UV, quimioluminicencia (O₃+NO) y DOAS.

El ozono produce reacciones adversas al entrar en contacto con tejidos, especialmente en la mucosa de la nariz, garganta y en los pulmones. En altos niveles, causa la muerte celular. Los síntomas son irritación en la vías respiratorias y en los ojos, náuseas y dolor de cabeza (TOXINS; CONAMA, 97).

El O₃ fotoliza a longitudes de onda menores a 350nm (NASA, 2003). De esta fotólisis se genera un radical O(¹D) excitado (1.13), el cual puede reaccionar con agua a través de (1.14) y generar HO·, o puede colisionar con los componentes principales del aire (O₂, N₂) para estabilizarse (1.54) (Lissi y Sanhueza, 1996; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000):

$$O(^{1}D) + M \rightarrow O(^{3}P) + M$$
 (1.54)

Las constantes de fotólisis del O₃ son alrededor de $2x10^{-5}s^{-1}$ (Lissi y Sanhueza, 1996; Salisbury y col, 2001; Perner y col, 1987). Para Santiago las constantes varían entre 1,5 y 2,5x10⁻⁵ s⁻¹ (Noviembre-Diciembre) (Rappenglück y col, 2000). La fotólisis del O₃ es la principal fuente de radicales HO· en atmósferas limpias y una de las más importantes en atmósferas contaminadas. Se estima que su producción, en una atmósfera contaminada, está entre 10⁶ a 10⁷ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ (Sanhueza y Lissi, 1981; Winer y Biermann, 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000; Ren y col, 2003) dependiendo de la concentración del precursor y de la cantidad de radiación. La hora de mayor generación se daría después de medio día (Winer y Biermann, 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000).

Poppe y col, 1993, en su modelo, encontró una fuerte dependencia lineal entre la concentración de O_3 y la concentración de HO_2 para todos los niveles de NO_x debido a su gran producción de radicales. Sin embargo, esta linealidad presenta modificaciones debido a que el O_3 determina la razón [NO]/[NO₂]. Por ejemplo, el incremento de los niveles de O_3 redistribuye los NO_x a favor del NO_2 . Como consecuencia se favorece la eliminación de HO_2 por NO_2+HO_2 (1.36). También el decrecimiento de los niveles de NO baja la eficiencia del reciclaje generando la pérdida de gran cantidad de radicales derivadas de HO_2+RH (1.6).

HCHO (Formaldehído).

Es un contaminante atmosférico de origen primario y secundario. Se produce directamente a través de la combustión de combustibles fósiles en vehículos (Anderson y col, 1996; Viskari y col, 2000). Tanto los gases de combustión de la gasolina como de combustibles alternativos (Metanol, Etanol, Gas Natural y Licuado) generan formaldehído (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). El HCHO también se genera indirectamente por la fotodegradación de HCNM (Slemr y col, 1996; Viskari y col, 2000). Por lo tanto, sus perfiles dependerán de si prevalece su origen primario o secundario. Sus precursores más importantes son diolefinas y alquenos terminales y, en menor medida, dialquil y trialquil bencenos, olefinas con dobles enlaces no geminales y eteno (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Se estima que el 80 a 90% del HCHO resulta de la fotoxidación de HCNM y alrededor de un 10 a 20% de

emisiones directas (Seinfeld, 1989). Para Santiago, en el centro, se calculó que la mitad del formaldehído proviene de fuentes secundarias al mediodía (Rappenglück y col, 2004). Sus principales vía de remoción son a través de la reacción con HO₂· y HO· en condiciones de contaminación moderada, y por su fotólisis, en época de verano (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986).

Las concentraciones de HCHO varían entre 1-60 ppbv en atmósferas urbanas, 0,1-10 ppbv en suburbanas y rurales y 0,3-2 ppbv en remotas (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Los método analíticos más importantes para su medición son FTIR (espectroscopia infrarroja con transformada de Fourier), TDLS (espectroscopia modulable con láseres de diodo), DOAS (espectroscopia de absorción óptica diferencial) y tubos pasivos con DNPH (2,4-Dinitrofenil hidracina) medidos por HPLC (Carlier y col, 1986; Jiménez y col, 2000; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). En el centro de Santiago se midieron los niveles de HCHO, mediante el método DOAS, entre Julio y Noviembre de 1991, presentando niveles del orden de 10 a 15 ppbv (Oyola y Romero, 1992). Actualmente no se dispone de otras mediciones.

El HCHO en concentraciones de 0,1ppmv o más, puede producir trastornos agudos tales como irritaciones oculares, náuseas, accesos de tos, opresión en el pecho, irritación dérmica, nasal y otros efectos irritantes. También ha demostrado ser cancerígeno en animales de laboratorio. La Organización Mundial de la Salud recomienda que los niveles de concentración no sean mayores a 0,05 ppm (50 ppbv) (TOXINS).

El HCHO fotoliza a longitudes de onda menores a 340nm, aproximadamente (NASA, 2003). De esta fotólisis se generan dos conjuntos de productos, uno que involucra radicales libres (1.15) y otro que involucra especies estables. La ecuación
1.15 es particularmente importante en la troposfera, ya que ella conduce a la formación de radicales HO· a través de la secuencia de ecuaciones (1.16), (1.17) y (1.10) (Sanhueza y Lissi 1981; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). La constante de fotólisis por la vía radicalaria está alrededor de 2x10⁻⁵s⁻¹ (Lissi y Sanhueza, 1996; Finlayson-Pitts y Pitts, 1986; Ruiz-Suárez y col, 1993). Su producción de radicales puede ser importante en atmósferas contaminadas. Se estima que su producción está entre 10⁶ a 10⁸ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ (Sanhueza y Lissi, 1981; Winer y Biermann 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000; Ren y col, 2003) dependiendo de la concentración del precursor y de la cantidad de radiación. La hora de mayor generación se daría a finales de la mañana y después del medio día (Winer y Biermann, 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000)

La concentración de HCHO también influye en la concentración de radicales HOpara distintas concentraciones de NO_x. A partir de modelos, se observó que para altos niveles de NO_x, la producción fotolítica de radicales por parte de HCHO es bastante efectiva. La concentración de HO- aumenta con la concentración de HCHO. Sin embargo, a bajas concentraciones de NO baja la eficiencia del reciclaje de HO- y HCHO actúa como sumidero de HO- (Poppe y col, 1993).

Peroxiacetilnitrato (PAN).

Es un contaminante secundario producido por la fotoxidación de COV en presencia de NO_x . Se forma a partir de la reacción de un radical acetil oxidado con $NO_2(1.55)$:

$$CH_{3}C(O)OO + NO_{2} \rightarrow CH_{3}C(O)OONO_{2}$$
(1.55)

Los principales COV precursores son olefinas con dobles enlaces no geminales, dialquil y trialquil bencenos y alquenos terminales, entre otros (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). En Santiago, sus precursores están asociados, esencialmente, a compuesto aromáticos (Rappenglück y col, 2000). Sus principales vías de remoción son descomposición térmica ((1.24) y (1.25)), reacción con OH y deposición seca, siendo la primera la más importante (Wunderli y Gehrig, 1991; Schrimpf y col, 1998). Además, estudios en laboratorio, indican que una importante cantidad de PAN podría ser removido a través de reacciones heterogéneas en aerosoles (Gaffney y col, 1999). A partir de las ecuaciones (1.24), (1.55) y (1.25) se puede calcular el tiempo de vida del PAN a través de la siguiente ecuación (Schrimpf y col, 1998; Rappenglück y col, 2000):

$$\tau_{PAN} = 1/K_{1,24} \left(1 + (K_{1,55}[NO_2]/K_{1,25}[NO])\right)$$
(1.56)

Esta ecuación sugiere que cuando la razón $[NO_2]/[NO]$ es alta se favorece la formación de PAN. Sin embargo, cuando NO "fresco" se introduce a la masa de aire, puede descomponerse, diminuyendo así su tiempo de vida. El PAN presenta un perfil diario muy marcado. Consiste en una rápida formación en la mañana, con el comienzo de la actividad fotoquímica, un máximo al mediodía y una rápida disminución después en la tarde (más rápida que el O₃), producto de su descomposición térmica (Gaffney y col, 1999; Rappenglücky col, 2000). Diversos estudios revelan la importancia del transporte de PAN a atmósferas remotas y su función como reservorio de NO_x y del radical peroxiacetilo (Rappenglück y col, 2003).

Las concentraciones de PAN en atmósferas urbanas contaminadas varían entre 2-70 ppbv, alrededor de 2 ppbv en rurales y del orden de 10 a 100 pptv en atmósferas remotas (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986; Holmes, 1989; Suppan y col, 1998; Gaffney y col, 1999; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000, Jacobi y col, 2000). Para Santiago se llevó a cabo una campaña de medición en 1996 en Las Condes entre Noviembre y Diciembre (Rappenglück y col, 2000). Los perfiles presentaron una variación diurna muy marcada, con incrementos a la misma hora del O₃ y un rápido decrecimiento del máximo (21 ppbv). Actualmente se están realizando medidas en la Universidad de Santiago. Medidas realizadas entre Septiembre y Diciembre del 2002 y Enero del 2003 (Rubio, 2004) muestran también perfiles muy definidos y concentraciones del orden de 9,7 ppbv, con máximos de hasta 22 ppbv. Los usados para la medición de PAN son FTIR y cromatografía de gases con detector de captura de electrones (GC-ECD) (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000).

El PAN afecta a la salud y causa molestias en seres humano debido a su condición de irritante ocular, lacrimógeno y posiblemente cancerígeno. Además afecta la vegetación (componente fitotóxico) (Kourtidis y col, 1993).

El PAN puede destruirse a través de su fotolisis (Wunderli y Gehrig, 1991). Sin embargo, absorbe muy poco en el rango del flujo actínico troposférico (NASA, 2003). Como se mencionó, la descomposición térmica del PAN puede acelerar la formación del *smog* fotoquímico. PAN puede generar radicales HO· a través su descomposición (1.24) y sus reacciones subsiguientes ((1.25), (1.26), (1.27), (1.28), (1.29) y (1.10)). En resumen, la concentración del PAN está estrechamente relacionado con la razón [NO₂]/[NO]. Dependiendo de esta razón, PAN puede actuar como fuente o sumidero de HO·.

25

Dióxido de Nitrógeno (NO₂).

El NO₂ es un contaminante, principalmente secundario, de origen antropogénico. También puede ser emitido directamente por fuentes naturales como tormentas eléctricas y acción bacteriana (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Sin embargo, las contribuciones de las emisiones naturales sólo son importantes a escala global. El NO₂ se forma por la oxidación del NO por ROO· y HO₂· en el inicio de la actividad fotoquímica, durante la mañana y por la reacción entre O₃ y NO (1.4) pasada la tarde y durante la noche (Sanhueza y Lissi, 1981; Rappenglück y col, 2000). Como los niveles de NO son controlados por el tránsito vehicular, las concentraciones de NO₂ se esperan en dos máximos, uno durante la mañana y otro en la tarde-noche (Chameides y col, 1992). Además, la descomposición térmica del PAN puede ser otra fuente importante de NO₂. Por otro lado, las vías de remoción más importantes son su fotólisis (1.2), la formación de ácido nítrico (HNO₃) (1.36) y su reacción con O₃ que permite la formación de NO₃· (1.57):

$$NO_2 + O_3 \rightarrow NO_3 + O_2 \tag{1.57}$$

A pesar que el HNO₃ fotoliza, su velocidad de fotolisis es muy lenta (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). La formación de HONO que involucra procesos heterogéneos, también puede disminuir los niveles de NO₂ (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000).

El NO₂ puede ocasionar irritación del tracto respiratorio, dificultad al respirar y una mayor incidencia de enfermedades pulmonares. Las evidencias obtenidas a partir de experimentos realizados con animales indican que la exposición repetida a elevados niveles de dióxido de nitrógeno puede causar trastornos pulmonares tales como el enfisema o contribuir a crear las condiciones para su desarrollo (TOXINS).

Las concentraciones de NO₂ varían entre 20-500 ppbv en atmósferas moderadas y muy contaminadas, entre 1- 20ppbv en atmósfera rurales y menores que 1ppbv en atmósferas remotas (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986). En Santiago los niveles de NO₂ están normados (menor a 215 ppbv para una hora) y, como se dijo anteriormente, la región metropolitana fue declarada zonda latente de NO₂. Medidas realizadas entre Agosto y Diciembre de 1991 mostraron máximos alrededor de 400 ppbv con un marcado perfil diurno, con máximos en la mañana y en la tarde-noche (Oyola y Romero, 1992). Los métodos de referencia o equivalentes designados por EPA para medir NO₂ son quimoluminicencia (reacción con O₃), DOAS y método húmedo con arsenito de sodio.

El NO₂ fotoliza a longitudes de onda menores a 420 nm, aproximadamente (NASA, 2003). De esta fotólisis se genera un radical O(³P) (1.2), el cual puede reaccionar con O₂ y generar O₃ (1.3) o reaccionar con un hidrocarburo y generar radicales HO· (1.18). Los valores de la constante de fotólisis del NO están entre 5 y $9x10^{-3}s^{-1}$ (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000; Seinfeld y Pandis, 1998). La producción de HO· está en el orden de 10^6 moléculas·cm⁻³·s⁻¹ (Sanhueza y Lissi, 1981).

Ácido Nitroso (HONO).

El HONO es un contaminante primario y secundario. Las emisiones directas están asociadas a procesos de combustión (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000) y la quema de biomasa (Rondon y Sanhueza, 1988) aunque el mayor aporte se genera por la producción secundaria de HONO. Muchos autores han realizados compendios de diversas publicaciones con el fin de entender qué reacciones son las más importantes en su generación por esta vía (Andres-Hernandez y col, 1996; Kalberer y col, 1999; Harrison y col, 1996; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000), sin embargo su formación todavía es poco clara. De dichas publicaciones se extraen diversas consideraciones. El HONO presenta ciclos diarios en sus niveles bastante claro: altas concentraciones durante la noche y la mañana, una disminución durante el día, después de la salida del sol y un aumento al comenzar la noche hasta la mañana siguiente. Durante el día se puede explicar esta disminución debido a la rápida fotólisis del HONO, mucho más importante que la formación a través de la reacción NO+HO· (1.35), permitiendo solo la presencia de bajos niveles de HONO. Sin embargo, durante la noche no existen cantidades apreciables de HO· que permitan generar HONO por esa vía. Por tanto, se realizaron diversos estudios (en laboratorio y en terreno) a fin de explicar dicho comportamiento, llegando a un consenso de que las reacciones heterogéneas en superficies, tanto líquidas como sólidas (suelo, muros de construcciones, pavimentos y particulado, entre otros), pueden jugar un rol importante en la producción de HONO durante la noche ((1.58), (1.59) y (1.60)):

$$2NO_2 + H_2O \rightarrow HONO + HNO_3$$
(1.58)

$$NO + NO_2 + H_2O \rightarrow 2HONO$$
(1.59)

NO₂ + superficie reducida + H₂O \rightarrow 2HONO + superficie oxidada + HO⁻ (1.60)

A pesar de ello, no se sabe con certeza la importancia y viabilidad de cada uno de estos procesos.

Se sospecha que el HNO₂ sea un precursor de compuestos cancerígenos (nitrosaminas) bajo condiciones de concentraciones atmosféricas (Lammel y Cape, 1996).

28

Las concentraciones de HONO en atmósferas urbanas varían entre 0,01 a 20 ppbv, en atmósferas rurales desde 0,01 a 10 ppbv y en atmósfera remotas los valores son menores a 1 ppbv (Lammel y Cape, 1996). Presenta un perfil diario típico, como se mencionó anteriormente. En Santiago se realizaron muestreos en Agosto de 1998 y 1999 y Junio a Septiembre del 2000 y 2001. Los resultados de estas campañas mostraron que el ácido nitroso está presente en el orden de las ppbv, con concentraciones entre 1,2 y 5,2 ppbv (CENMA, 1999; CONAMA, 2000). Sus métodos de medición más comunes son DOAS y a través de "denuders".

Como ya se indicó, el HONO fotoliza rápidamente (1.19). Absorbe radiación menores a 396nm con rendimiento cuántico unitario (NASA, 2003) y es la principal fuente de radicales HO· durante la mañana (Winer y Biermann 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Sin embargo, puede llegar a ser la fuente más importante durante todo el día (Ren y col, 2003). Los valores de la constante de fotólisis del HONO están alrededor de 1x10⁻³s⁻¹ (Bongartz y col, 1990; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). La producción de HO· supera los 10⁷ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ en la mañana (Harrison y col, 1996; Winer y Biermann 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000).

Objetivos

Objetivo General

Evaluar la importancia de los distintos precursores del *smog* fotoquímico en la atmósfera de Santiago en función de sus concentraciones diarias.

Objetivos Específicos

Validar metodología para determinar los contaminantes a estudiar.

Desarrollar perfiles diarios y horarios de concentraciones de los precursores.

Evaluar las contribuciones de los niveles de O3, NO2, HCHO, PAN y HONO en la generación de radicales en Santiago.

Generar una base de datos para alimentar modelos fotoquímicos a ser aplicados en la ciudad de Santiago.

2 MATERIALES Y MÉTODOS

Se realizaron dos campañas de medición. La primera entre el martes 25 y domingo 30 de Noviembre del 2003 y la segunda entre el jueves 8 y jueves 15 de Enero del 2004. En ambas campañas se midieron las concentraciones de O₃, HCHO, NO₂, PAN y HONO y la irradianza solar. Posteriormente se calculó la constante de fotólisis de O₃, HCHO, NO₂ y HONO y la producción de radicales HO· para cada uno de los precursores. Finalmente se obtuvo la concentración de HO· total. Todos los valores son expresados en hora solar local para Santiago (-4 GMT).

2.1 Medición de la Concentración de los Precursores

El estudio se realizó en el campus de la Universidad de Santiago (USACH), comuna de Estación Central (Figura 2-1). El cuadrado azul indica la zona de estudio.



Figura 2-1: Mapa de Santiago.

2.1.1 Medición de O₃, HCHO y NO₂

Los niveles de O₃, HCHO y NO₂ se evaluaron mediante la técnica DOAS (Espectroscopía de Absorción Óptica Diferenciada). Esta técnica permite la medida simultánea y continua de gases en la atmósfera. Posee una alta sensibilidad y selectividad. Se basa en un procedimiento en el que los espectros atmosféricos medidos (divididos por un espectro de referencia) eliminan las bandas más anchas y retiene los más estrechas. Este procedimiento se logra usando la capacidad que tiene las especies de absorber radiación, de acuerdo a la ley de Lambert-Beer (2.1):

$$I(\lambda) = I_0(\lambda) \cdot \exp\{\sigma_i(\lambda) \cdot c_i \cdot L\}$$
(2.1)

donde

 $I_0(\lambda)$ = intensidad de la luz antes de pasar por un medio absorbente (luz incidente) $I(\lambda)$ = intensidad de la luz después de pasar por un medio absorbente (luz transmitida)

 $\sigma_i(\lambda)$ = sección eficaz del absorbente i

ci = concentración de absorbente i

L = longitud de la trayectoria en el medio aborbente

La atenuación de la luz puede deberse a la dispersión por partículas y moléculas, las que describen bandas de absorción anchas ($\sigma_{ancho}(\lambda)$), y a la absorción de moléculas, las que describen bandas de absorción finas ($\sigma_{l}'(\lambda)$). Por lo tanto la sección eficaz puede dividirse en dos partes (2.2):

$$\sigma(\lambda) = \sigma_{ancho}(\lambda) + \sigma_{l}'(\lambda)$$
(2.2)

Usando esta relación, la expresión de Lambert-Beer puede ser expresada (2.3):

$$Ln \{I(\lambda) / I_0'(\lambda)\} = \sigma_I'(\lambda) \cdot c_I \cdot L$$
(2.3)

Donde I(λ) y L son medidos. I₀'(λ) es obtenido por algoritmos matemáticos (referencia) y σ_1 '(λ) se obtiene experimentalmente o por tablas. Conociendo dichos valores se obtiene la concentración de la especie a medir. El sistema DOAS usado corresponde al modelo AR500 del fabricante OPSIS. Consta de una fuente emisora y una fuente receptora. La primera se ubica en el edificio de la Facultad de Medicina (USACH) y la segunda en la terraza del edificio del Departamento de Física (USACH) a 10m de altura (Figura 2-2).



Figura 2-2: Fotografía fuente emisora y receptora del DOAS en USACH.

El largo de la trayectoria es de 453m. La señal del receptor es llevada a un espectrómetro donde se selecciona parte del espectro y conducida a un fotomultiplcador donde la señal se convierte en corriente eléctrica. Después, esta corriente eléctrica es convertida a señal digital con un convertidor análogo-digital de 12-bits y guardada en un registro multicanal (Figura 2-3).



Figura 2-3: Esquema simplificado del medidor DOAS.

Los límites de detección son 1,5; 2,4 y 1 ppbv para O_3 , HCHO y NO_2 , respectivamente. Se ajustó a un tiempo de resolución de 10 minutos. Las concentraciones son registradas en ug·m⁻³.

2.1.2 Medición de PAN

Los niveles de PAN se determinaron mediante cromatografía gaseosa con detector de captura de electrones (GC-ECD). Se usó un cromatógrafo automático PAN-GC Meteorologieconsult GmbH. Este cromatógrafo está provisto de columnas DB-5/DB-1, que permiten la separación de CCl₄, PAN y CH₃CCl₃ en un intervalo de tiempo de 5-6 minutos, y de una unidad de calibración (cuya teoría será explicada en el Capítulo 3, Resultados). Incluye un software que controla automáticamente el funcionamiento del GC y de la unidad de calibración. Los niveles de PAN quedan registrados en ppbv. PAN-GC posee un límite de detección de 25 pptv y tiempos de resolución de 10 minutos. Este muestreador se encuentra en el edifcio de la Facultad de Química y Biología (USACH). La toma de muestra está ubicada al costado sur de éste a 2,5m de altura.



Figura 2-4: Fotografía del muestreador de PAN

2.1.3 Medición de HONO.

Para la medición de HONO se elaboró un método apoyado en una técnica extraída de Heland y col, 2001. Esta técnica consiste, primero, en colectar el HONO en fase líquida mediante la reacción del HONO contenido en el aire con una solución de Sulfanilamida, generando un catión diazonio (2.4):

$$H_2NO_2S \longrightarrow NH_2 + NO_2^- + 2H^+ \longrightarrow H_2NOS \longrightarrow N \equiv N + 2H_2O$$
(2.4)

Segundo, se colorean dichas muestras (de rosado intenso) mediante la reacción del radical diazonio con una solución de Dihidrocloruro N-(1-naftil)-etilendiamina (NEDA) (2.5):



Por último, se mide la absorbancia del complejo y se obtiene la concentración del ácido en solución usando una curva de calibración. Del flujo y tiempo se deduce la concentración en el aire. Basándose en la técnica descrita, se elaboró el siguiente protocolo para la medición de HONO: a) <u>Elaboración de la Curva de Calibración</u>: Se prepararon 6 muestras de 5mL de una solución patrón primario de nitrito (NO₂⁻) Merck a concentraciones de 0,00; 0,02; 0,04; 0,06; 0,08 y 0,10 ppm. Cada muestra posee 3,85 mL de solución de sulfanilamida 0,06 M, 0,85 mL de solución NEDA 4,8x10⁻³ M y 0,3 mL de una solución de nitrito de concentración predeterminada. Para preparar la solución de sulfanilamida se pesó 1,032 g de sulfanilamida (Merck p.a.) y se aforó en 100 mL de HCI 1 M. La solución NEDA se preparó pesando 0,0139 g de NEDA (Fluka 99% p.a.) y se aforó con 10 mL de agua ultrapura. La concentración de nitrito que se agregó fue diluida a partir de una solución estándar de 50 ppm de acuerdo a la concentración final requerida. Se leyó la absorbancia (544nm) para cada muestra en un espectrofotómetro Shimadzu UV-160, obteniendo la curva de calibración corregida a través de una regresión lineal (2.6):

Absorbancia =
$$0,00478 + 1,10743 [NO_2]$$
 (2.6)

 b) <u>Preparación del muestreador</u>: El muestreador de HONO consiste de 2 burbujeadores y una motobomba (calibrada por Milenio Ltda.) conectados en serie Figura 2-2):



Figura 2-5: Muestreador de HONO.

Ambos burbujeadores contienen 20 mL de sulfanilamida 0,06 M. La motobomba permite el paso del aire por ambos burbujeadores a un de flujo de 1 L/min aproximadamente, por un período de 6 horas durante el día y 4 horas durante la noche. El primer burbujeador (MUESTRA) absorbe casi todo el HONO y una pequeña fracción de interferentes. El segundo (INTERFERENTES), en cambio, absorbe casi la misma cantidad de interferentes que el primero, pero prácticamente nada de HONO. Para cada período de muestreo se obtuvo la velocidad inicial y final del flujo de aire.

c) <u>Obtención de la concentración de HONO</u>: Terminado el período de muestreo, se extrajo 4,15 mL de muestra de cada burbujeador y se aforó en 5 mL con la solución NEDA. Se midió la absorbancia de la MUESTRA y del INTERFERENTE mediante el espectrofotómetro ya mencionado. A través de la diferencia de ambas absorbancias se obtiene la concentración de HONO en solución interpolando en la curva de calibración. Finalmente, para obtener la concentración de HONO en el aire se calculó los gramos de HONO atrapados en el burbujeador y se dividió por la cantidad de aire muestreado que pasó durante un período. El límite de detección es de alrededor de 0,1ppbv.

El equipo está ubicado al costado este del edificio de Química y Biología. La toma de muestra está a 1,20m de altura.

Ejemplo de cálculo:

Para el día 27 de Noviembre, entre las 0:30 y 4:30, se obtuvieron absorbancias para MUESTRA e INTERFERENCIA de 0,034 y 0,019, respectivamente. La velocidad de flujo inicial fue de 0,0183 L/s y final de 0,0172 L/s, en un período de 4 horas.

38

1º Concentración de HONO en solución acuosa:

$$0,034 - 0,019 = 0,015$$

 $(0,015-0,00478) / 1,10743 = 9,22x10^{-3} \text{ ppm}$

2º Masa de HONO en el burbujeador:

 $9,22x10^{-3}$ mg·L⁻¹ · 0,02L = 1,84x10⁻⁴ mg = 1,84x10⁻¹ ug 3° Volumen de aire total:

 $(0,0183 \text{ L}\cdot\text{s}^{-1} + 0,0172 \text{ L}\cdot\text{s}^{-1}) / 2 = 0,0177 \text{ L}\cdot\text{s}^{-1}$

 $0,0177 \text{ L} \cdot \text{s}^{-1} \cdot 3600 \text{ s} \cdot \text{hora}^{-1} \cdot 4 \text{ horas} = 255 \text{ L} = 0,255 \text{ m}^{3}$

4º Concentración en el aire:

2.2 Medición de Irradianza.

Las medidas de irradianzas fueron proporcionadas por el Doctor H. Fuenzalida de la Facultad de Ciencias Físicas y Matemáticas, Dpto. de Geofísica de la Universidad de Chile. Éstas fueron medidas en un radiómetro GUV-511 SN 9258 recientemente calibrado. Este instrumento mide en bandas centradas en 305, 320, 340 y 380 nm. Posteriormente, dichas bandas fueron extrapoladas entre 280 nm y 400 nm y entregadas en intervalos de 30 minutos, con los respectivos ángulos cenitales y en unidades de microWatts por centímetro cuadrado y por nanómetro (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹), en intervalos de 1 nm. Las irradianzas para longitudes de onda mayores a 400 nm se tomaron iguales a las de 400nm. Para la primera campaña las medidas de irradianzas se realizaron entre las 7:00 y 18:00 para el 25, 26 y 27 de Noviembre y entre las 8:00 y 18:00 para los días 28, 29 y 30 de Noviembre. Para la segunda campaña las medidas se realizaron entre las 8:00 y 16:30 para el 8 de Enero, entre las 8:00 y las 14:00 para el 10 y 13 de Enero, entre las 8:00 y 19:30 para el 11 y 12 de Enero y entre las 12:30 y 19:30 para el 15 de Enero. Ésta última medición no fue considerada. Para los días 9 y 14 de Enero no hay registros.

2.3 Cálculo de la Constante de Fotólisis (J)

La constante de fotólisis para O_3 , HCHO, NO_2 y HONO se obtuvo mediante la siguiente ecuación (2.7):

$$J = \int \sigma(\lambda) \cdot \Phi(\lambda) \cdot F(\lambda) d\lambda$$
 (2.7)

Donde:

- ✓ $\sigma(\lambda)$: sección eficaz (cm² ·molécula⁻¹))
- Φ(λ): rendimiento cuántico
- ✓ F(λ): flujo actínico (fotones · cm⁻²·s⁻¹))

Los datos de $\sigma(\lambda)$ y $\Phi(\lambda)$ se obtuvieron directamente de referencias (NASA, 2003) a excepción de $\sigma(\lambda)$ para O₃ que se obtuvo de Seinfeld y Pandis, 1998. El cálculo de la constante de fotólisis involucró tres pasos: convertir la irradianza de (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹) a (fotones·cm⁻²·s⁻¹), obtener la constante de fotólisis para cada longitud de onda y, posteriormente, para todo el espectro y convertir la constante de fotólisis , expresada en irradianza, a flujo actínico.

a) Conversión de unidades de la irradianza

Para convertir las unidades se dividió la irradianza (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹) por la ecuación de Plank (2.8):

Irradianza (fotones·cm⁻²·s⁻¹) = Irradianza (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹) / (h·c/
$$\lambda$$
) (2.8)

Donde h es la constate de Plank (6,62x10⁻³⁴ J·s), c es la velocidad de la luz (3x10¹⁰ cm·s⁻¹) y λ es la longitud de onda. Realizando este cuociente se tiene que (2.9):

Irradianza (fotones·cm⁻²·s⁻¹) = Irradianza (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹) · Longitud de
onda (nm) ·
$$5.03x10^9$$
 (2.9)

Entonces, para convertir la irradianza (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹) en irradianza (fotones·cm⁻²·s⁻¹) se multiplicó cada irradianza (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹) (a la hora correspondiente) por su respectiva longitud de onda y por el factor $5,03x10^9$.

<u>Ejemplo:</u> Para el día 25 de Noviembre a las 11:00, la irradianza (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹) a 384nm era 55,24 (uW·cm⁻²)x(nm⁻¹). Reemplazando en la ecuación 2.9 se tiene:

Irradianza (fotones·cm⁻²·s⁻¹) = $55.24(uW \cdot cm^{-2})x(nm^{-1}) \cdot 384nm \cdot 5,03x10^{9}$ Irradianza (fotones·cm⁻²·s⁻¹) = $1,067x10^{14}$ (fotones·cm⁻²·s⁻¹)

De esta misma forma de convirtió las unidades de todo el espectro, desde 280nm a 400nm, para los días de campaña.

b) Obtención de la constante de fotólisis

Usando la ecuación 2.7 se obtuvo la constante de fotólisis de cada compuesto usando sus correspondientes $\sigma(\lambda)$ y $\Phi(\lambda)$ obtenidos en tablas y la irradianza estimada en el paso a). Para cada longitud de onda y hora se multiplicó la irradianza (fotones·cm⁻²·s⁻¹), $\sigma(\lambda)$ y $\Phi(\lambda)$. Posteriormente se sumó cada una de ellas para una hora dada en todo la banda.

<u>Ejemplo:</u> Para el día 25 de Noviembre a las 11:00, la irradianza (fotones·cm⁻²·s⁻¹) a 384nm fue de 1,067x10⁹ (fotones·cm⁻²·s⁻¹). El NO₂ fotoliza a longitudes de onda menores a 422nm. Posee un σ (384nm) de 5,49x10⁻¹⁹ (cm²·molécula⁻¹·s⁻¹) y Φ (384nm) de 0,971. Entonces:

Ahora, sumando las constantes entre 280 y 422nm a las 11:00 del día 25 de noviembre se obtuvo que la constante de fotólisis es 4,41x10⁻³s⁻¹.

c) Conversión de la Constante de fotólisis de irradianza a flujo actínico

Se dividió la constante de fotólisis obtenida en b) por el coseno del ángulo cenital, a una hora dada (Finlayson-Pitts y Pitts, 2000).

<u>Ejemplo</u>: Para el día 25 de Noviembre a las 11:00 la constante de fotólisis expresada en irradianza fue 4,41x10⁻³s⁻¹. El ángulo cenital a esa hora y ese día es 23,56°. Por lo tanto:

 $4,41x10^{-3}s^{-1} / \cos (23,56^{\circ}) = 4,81x10^{-3}s^{-1}$ J(Flujo actínico) = 4,81x10^{-3}s^{-1}

2.4 Cálculo de la Producción de Radicales HO.

De acuerdo a reacciones directas o indirectas de formación de radicales, se desarrollaron ecuaciones para estimar la producción de HO· de cada uno de los

precursores. Los valores de las concentraciones de los precursores se obtuvieron en 2.1 y el cálculo de la constante de fotólisis en 3.1.

a) O₃.

Se derivó la producción de radicales HO· del O₃ (2.10) a partir de las ecuaciones 1.13, 1.14 y 1.54 :

$$d[HO \cdot]/dt = 2J_{O(1D)} \cdot [O_3] \cdot (K_{1.14}[H_2O]) / (K_{1.54}[M] + K_{1.14}[H_2O])$$
(2.10)

donde J_{o(1D)} es la constante de fotólisis del O₃ y [O₃], [H₂O] y [M] son las concentraciones de ozono, agua y del aire, respectivamente. [H₂O] se obtuvo, primero encontrando la presión de vapor del agua por tablas a partir de datos de temperatura durante el día, obtenida en referencia (weatherunderground). Posteriormente dicha presió multiplicó se por la humedad relativa (weatherunderground), para obtener la presión parcial del agua. Finalmente, esta presión se reemplazó en la ecuación de los gases ideales para obtener la [H₂O] a una hora y día determinado.

 $K_{1.14} = 2,2x10^{-10} (\text{cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}) (\text{NASA}, 2003)$ $K_{1.54} = 2,9x10^{-11} (\text{cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}) (\text{Finlayson-Pitts y Pitts}, 1986)$ $[M] = 2,46x10^{19} (\text{moléculas} \cdot \text{cm}^{-3}) (\text{Finlayson-Pitts y Pitts}, 1986)$

Ejemplo: Para el día 25 de Noviembre a las 12:00:

 $J_{o(1D)} = 2,08 \times 10^{-5} \text{ s}^{-1}$

 $[O_3] = 55.59 \text{ ppbv} = 1,37 \times 10^{12} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3})$

Temperatura = 25°C, P_(25°) = 23, 76 Torr, H_r = 0,32

23, 76 Torr · 0,32 = 7,60 Torr

7,60Torr/ (760torr· 1atm⁻¹) = 1x10⁻²atm 1x10⁻²atm / (0,082 (atm·L·°K⁻¹·mol⁻¹) · 298,15°K) = 4.09x10⁻⁴ moles·L⁻¹ 4.09x10⁻⁴ moles·L⁻¹ x 6,02x10²³ (moléculas·mol⁻¹) x 10⁻³ (L·cm⁻³) = =2,46x10¹⁷ (moléculas·cm⁻³) = [H₂O]

$$\begin{split} &d[\text{HO}\cdot]/\text{dt} = 2 \cdot 2,08 \times 10^{-5} \text{ s}^{-1} \cdot 1,37 \times 10^{12} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3}) \cdot \{2,2 \times 10^{-10} \text{ (cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}) \cdot 2,46 \times 10^{17} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3}) / \{(2,9 \times 10^{-11} \text{ (cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}) \cdot 2,46 \times 10^{19} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3}) + 2,2 \times 10^{-10} \text{ (cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}) \cdot 2,46 \times 10^{17} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3})\} \end{split}$$

 $d[HO·]/dt = 4,02x10^{6} (moléculas cm^{-3} \cdot s^{-1})$

b) HCHO.

Se derivó la producción de radicales HO· del HCHO (2.11) a partir de la ecuaciones 1.15, 1.16, 1.17 y 1.10:

$$d[HO \cdot]/dt = 2J_{HCHO}[HCHO]$$
(2.11)

donde J_{HCHO} es la constante de fotólisis del formaldehído y [HCHO] su concentración.

<u>Ejemplo</u>: Para el día 29 de Noviembre a las 12:00: $J_{HCHO} = 1,90 \times 10^{-5} \text{ s}^{-1}$

[HCHO] = 8,47 ppbv = 2,08x10¹¹ (moléculas⋅cm⁻³)

 $d[HO \cdot]/dt = 2 \cdot 1,90 \times 10^{-5} \text{ s}^{-1} \cdot 2,08 \times 10^{11} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3})$

 $d[HO·]/dt = 7,90x10^{6} (moléculas cm^{-3} \cdot s^{-1})$

c) NO₂.

Se derivó la producción de radicales del NO_2 a partir de las ecuaciones (1.2), (1.3) y (1.18):

$$d[HO_{\cdot}]/dt = J_{NO}[NO_{2}] \cdot K_{1.18}[RH] / (K_{1.3}[O_{2}][M])$$
(2.12)

donde J_{NO} es la constate de fotólisis del NO₂ y [NO₂], [RH], [O₂] y [M] son las concentraciones de NO₂, hidrocarburo nometánico, oxígeno molecular y del aire, respectivamente. Para K₁₈ se consideró la constante de la reacción de O(³P)+Propano ya que es el hidrocarburo más abundante en la atmósfera de Santiago (Rappenglück y col, 2004).

 $K_{1.18} = 2,71 \times 10^{-14} \text{ (cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1} \text{) (NIST, 2004)}$ $K_{1.3} = 6 \times 10^{-34} \text{ (cm}^{-6} \cdot \text{molécula}^{-2} \cdot \text{s}^{-1} \text{) (NASA, 2003)}$ [RH] = Concentración de hidrocarburos nometánico (H. Jorquera). $[M] = 2,46 \times 10^{19} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3} \text{) (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986)}$ $[O_2] = 4,92 \times 10^{18} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3} \text{) (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986)}$

<u>Ejemplo</u>: Para el día 29 de Noviembre a las 10:00 $J_{NO} = 2,90 \times 10^{-3} \text{ s}^{-1}$ [NO₂] = 17,19 ppbv = 4,23×10¹¹ (moléculas·cm⁻³) [RH] = 2,46×10¹² (moléculas·cm⁻³) $\begin{aligned} d[\text{HO}\cdot]/\text{dt} &= 2,90 \times 10^{-3} \text{ s}^{-1} \cdot 4,23 \times 10^{11} \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} \cdot \{2,71 \times 10^{-14} \pmod{\text{cm}^{3} \cdot \text{molécula}^{-1}} \\ \text{s}^{-1}) &\cdot 2,46 \times 10^{12} \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} / \{6 \times 10^{-34} \pmod{\text{cm}^{-6} \cdot \text{molécula}^{-2} \cdot \text{s}^{-1}} \cdot 4,92 \times 10^{18} \\ \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} \cdot 2,46 \times 10^{19} \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} \end{aligned}$

d) PAN.

Se derivó la producción de radicales HO· del PAN (2.13) a partir de las ecuaciones 1.24, 1.25 y 1.55:

$$d[HO \cdot]/dt = K_{1,24}[PAN] \cdot K_{1,25}[NO] / (K_{1,55}[NO_2] + K_{1,25}[NO]) (2.13)$$

donde [PAN], [NO] y [NO₂] son las concentraciones de PAN, NO y NO₂ respectivamente.

 $K_{1.24} = 1.95 \times 10^{16} \times \exp(-112.6(K \cdot J/mol \cdot R \cdot T) (s^{-1})$ (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986), donde es la T es la temperatura, obtenida en referencia (weatherunderground) y R es la constante de los gases.

K_{1.25} = 2x10⁻¹¹ (cm³·molécula⁻¹ s⁻¹) (NASA, 2003)

K_{1.55} = 9,3x10⁻¹² (cm³·molécula⁻¹ s⁻¹) (NASA, 2003)

[NO] se calculó de acuerdo a la acuerdo a la ecuación de Leighton (1.5), donde $K_{1,4}$ = 1,9x10⁻¹⁴ (cm³·molécula⁻¹ s⁻¹) (NASA, 2003).

Ejemplo: Para el día 25 de Noviembre a las 10:00

K_{1.24} para 21⁰C= 1,97x10⁻⁴ s⁻¹

 $[NO_2] = 20,07 \text{ ppbv} = 4,93 \times 10^{11} \text{ (moléculas cm}^{-3})$

 $[PAN] = 1,02 \text{ ppbv} = 2,51 \times 10^{10} \text{ (moléculas} \cdot \text{cm}^{-3})$

 $[NO] = J_{NO} [NO_2] / K_{1.4} [O_3]$ $J_{NO} = 4,55 \times 10^{-3} \text{ s}^{-1}$ $[O_3] = 35,45 \text{ ppbv}$ entonces, [NO] = 1,35 \times 10^{11} (moléculas \cdot \text{cm}^{-3})

$$\begin{split} d[\text{HO}\cdot]/dt &= 1,97 \times 10^{-4} \text{ s}^{-1} \cdot 2,51 \times 10^{10} \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} \cdot 2 \times 10^{-11} \pmod{\text{cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}} \\ \cdot & 1,35 \times 10^{11} \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} / \{9,3 \times 10^{-12} \pmod{\text{cm}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}} \cdot 4,93 \times 10^{11} \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} + 2 \times 10^{-11} \pmod{\text{cula}^3 \cdot \text{molécula}^{-1} \text{ s}^{-1}} \cdot 1,35 \times 10^{11} \pmod{\text{culas} \cdot \text{cm}^{-3}} \end{split}$$

 $d[HO·]/dt = 1,83 \times 10^{6} (moléculas \cdot cm^{-3} \cdot s^{-1})$

e) HONO.

Se derivó la producción de radicales de HONO (2.14) de acuerdo a la ecuación 1.19:

$$d[HO·]/dt = J_{HONO}[HONO]$$
(2.14)

donde J_{HONO} es la constante de fotólisis del HONO y [HONO] es la concentración de HONO.

<u>Ejemplo</u>: Para el día 26 de Noviembre a las 15:00 [HONO] = 0,440 ppbv = 1,08x10¹⁰ (moléculas·cm⁻³) $J_{HONO} = 1,25x10^{-3} s^{-1}$

 $d[HO \cdot]/dt = 1,25x10^{-3} s^{-1} \cdot 1,08x10^{10} \text{ (moléculas \cdot cm}^{-3})$ $d[HO \cdot]/dt = 1,35x10^7 \text{ (moléculas \cdot cm}^{-3} \cdot s^{-1})$

2.5 Cálculo Concentración HO-

Para calcular la concentración del radical HO- se aplicó un modelo elaborado por Poppe y col, 1995, válido sólo para NO₂>>1ppbv:

$$[HO·] = (P_{OH}) / K_{1.36}[NO_2]$$
(2.15)

donde POH es la producción de radicales HO y [NO2] es la concentración de NO2.

 $K_{1.36} = 2,5 \times 10^{-11}$ (cm³·molécula⁻¹ s⁻¹) (NASA, 2003).

Ejemplo: Para el día 26 de Noviembre a las 11:00

$$P_{OH} Ozono = 2,42x10^{6} (moléculas cm^{-3} s^{-1})$$

 $P_{OH} HONO = 1,69x10^{6} (moléculas cm^{-3} s^{-1})$
 $P_{OH} NO_{2} = 9,68x10^{3} (moléculas cm^{-3} s^{-1})$
 $P_{OH} HCHO = 7,78x10^{6} (moléculas cm^{-3} s^{-1})$
 $P_{OH} PAN = 3,1x10^{6} (moléculas cm^{-3} s^{-1})$
 $[NO_{2}] = 3,10x10^{11} (moléculas cm^{-3})$

 $[HO \cdot] = \{(2,42x10^{6}+1,69x10^{6}+9,68x10^{3}+7,78x10^{6}+3,1x10^{6}) \\ (moléculas \cdot cm^{-3} \cdot s^{-1})\} / \{2,5x10^{-11} (cm^{3} \cdot molécula^{-1} s^{-1}) \cdot 3,10x10^{11} (moléculas \cdot cm^{-3})\} \\ [HO \cdot] = 1,93x10^{6} (moléculas \cdot cm^{-3})$

3 RESULTADOS.

En la primera parte de este capítulo se validan las metodologías usadas para medir los niveles de concentración de los precursores. En la segunda parte se presentan los perfiles representativos obtenidos en la ciudad de Santiago entre el 25 y 30 de noviembre del 2003 (Primera Campaña) y entre el 8 y 14 de Enero del 2004 (Segunda Campaña) de acuerdo a las concentraciones de los precursores y sus constantes de fotólisis. Los perfiles de la producción de radicales HO· de cada especie y la concentración de radicales HO· se muestran por día. Los perfiles diarios de las concentraciones de los precursores y constante de fotólisis y de ambas campañas se presentan en el Anexo B y C. El día 15 de Enero no fue considerado debido a la presencia de lluvia. Los días 27 y 29 de Noviembre se registró nubosidad parcial que afectó en el comportamiento de los perfiles de constantes de fotólisis y en producción de radicales.

3.1 Validación de la Metodología.

a) O₃.

Los niveles de concentración del O₃, medido mediante la técnica DOAS, se validaron comparándolos con mediciones de O₃ en la estación SESMA (Servicio de Salud Metropolitano del Ambiente) Parque O'Higgins (H. Jorquera). El equipo corresponde a uno de absorción UV API Ozone Process Monitor Model 454. Ambas mediciones presentaron correlaciones significativas (ver Anexo A).

b) HCHO.

Los niveles de concentración del HCHO no se validaron debido a que no hay datos disponibles.

c) PAN.

El PAN-GC usado posee un sistema de autocalibración que permite validar su concentración. La unidad de autocalibración utiliza la fotólisis de la acetona (3.1), la que produce radicales peroxiacetilos, para identificar y cuantificar el PAN. Los peroxiacetilos formados oxidan a un NO-estándar inyectado en una cámara de reacción formando NO_2 (3.2). El NO_2 y el peroxiacetilo reaccionan produciendo PAN (3.4), el cual es finalmente diluido.

$$CH_{3}C(O)CH_{3} + hv + 2O_{2} \rightarrow CH_{3}C(O)OO + CH_{3}OO \qquad (3.1)$$

$$CH_{3}C(O)OO + NO \rightarrow CH_{3}C(O)O + NO_{2}$$
(3.2)

$$CH_3COO + NO \rightarrow CH_3O + NO_2$$
(3.3)

$$CH_{3}C(0)OO + NO_{2} \leftarrow \rightarrow CH_{3}C(0)OONO_{2}$$
(3.4)

$$CH_{3}O + NO_{2} \rightarrow CH_{3}ONO_{2}$$
(3.5)

$$CH_3O + NO_2 \rightarrow CH_3ONO_2$$
 (3.6)

Debido a la gran cantidad de acetona, el equilibrio (3.2) está completamente desplazado hacia los productos, por lo que se espera más del 95% de PAN después de 5 minutos de reacción. La concentración de PAN se calcula a partir de la concentración de un NO estándar (AGA 95%) (μ_{NO}), el flujo del estándar del NO (Φ_{NO}), el flujo total después de la dilución (Φ_{total}) y el rendimiento de la reacción para PAN (A_{PAN}) (3.7):

$$\mu_{PAN} = (\mu_{NO}) \cdot (A_{PAN}) \cdot [(\Phi_{NO})/(\Phi_{total})]$$
(3.7)

Donde (A_{PAN}) es determinado experimentalmente.

d) NO_{2.}

Los niveles de concentración del NO₂ no se validaron debido a que la estación SESMA Parque O'Higgins no está midiendo NO₂.

e) HONO.

Los niveles de concentración del HONO no se validaron debido a que no hay datos disponibles. Sin embargo las concentraciones de nitrito en solución están validadas por medidas en electroforesis capilar con una correlación del 87% empresa (CEPEDEG Universidad de Chile, Facultad de Ciencias Químicas y Farmacéuticas).

Los tres precursores cuyas mediciones no se pudieron validar, tanto la concentración como los perfiles diarios son compatibles con los datos reportados en Santiago y con lo esperado a partir de su origen y remoción.

3.2 Presentación de los Perfiles.

3.2.1 Concentración de los Precursores.

Se obtuvieron los promedios horarios de las concentraciones de O₃, HCHO, PAN y NO₂ para los días de campaña a partir de las concentraciones de cada 10 minutos entregadas por el DOAS y PAN-GC. Las concentraciones de HONO se obtuvieron en rangos de cuatro y seis horas (Períodos 1:00-4:00; 5:00-8:00; 9:00-14:00; 15:00-20:00; 21:00-0:00). Estas concentraciones se utilizaron para calcular la producción de radicales de cada precursor de acuerdo a lo descrito en Materiales y Métodos.

En la figura 3-1 se presentan los perfiles de concentración más representativos de cada precursor en las dos campañas.

a) O₃.

La figura 3-1a. representa el perfil típico del O_3 para concentraciones promedio de 1 hora. Para ambas campañas se observó un sólo máximo a las 11:00 y 13:00 (y a las 15:00 en algunos días) con concentraciones entre 36 y 61 ppbv. El mínimo, en cambio, ocurre a las 7:00 y 22:00 con concentraciones entre 2 y 9 ppbv. De la figura se observa un rápido incremento del O_3 en la mañana una vez que alcanza el mínimo. Posteriormente los niveles de concentración se mantienen altos aproximadamente por 4 horas.

b) HCHO.

La figura 3-1b. representa el perfil típico del HCHO para concentraciones promedio de 1 hora. Para ambas campañas hay días que el máximo se ubica entre las 5:00 y 7:00 y otros que se ubican a las 10:00 con concentraciones entre 12 y 25 ppbv. El mínimo ocurre entre las 15:00 y 17:00 con concentraciones entre 1 y 6 ppbv. Por lo general, durante el día, las concentraciones se mantienen sobre 5ppbv.

c) PAN.

La figura 3-1c. representa el perfil típico del PAN para concentraciones promedio de 1 hora. Para ambas campañas ocurre un sólo máximo entre las 11:00 y 13:00 con concentraciones entre 1,0 y 2,6 ppbv. El mínimo, en cambio, ocurre entre las 5:00 y 7:00 con concentraciones menores a 0,2 ppbv. De la figura se observa un rápido incremento del PAN, al igual que el O₃, en la mañana luego del mínimo. Una vez que alcanza el máximo, la concentración disminuye rápidamente.

52



Figura 3-1: Perfiles de concentración representativos para O₃, HCHO, PAN, NO₂ y

HONO para las dos campaña

La figura 3-1d. representa el perfil típico del NO₂ para concentraciones promedio de 1 hora. Para ambas campañas ocurren dos máximos, el primero entre las 7:00 y 9:00 y el segundo entre 20:00 y 23:00 con concentraciones entre 19 y 36 ppbv. El mínimo, en cambio, ocurre entre las 13:00 y 16:00 con concentraciones entre 5 y 8 ppbv. Este comportamiento queda claro en la figura: dos máximos claros, uno en la mañana y otro en la tarde-noche y un mínimo después del medio día.

e) HONO.

No existe un perfil claramente representativo para HONO. Pero, por lo general, presenta dos tipos de comportamientos importantes. Uno es el mostrado en la Figura 3-1e., donde la concentración disminuye al comenzar el día y el otro, mostrado en la Figura 3-1f., donde la concentración se mantiene alta durante todo el día. Aún así, no existe una tendencia en la hora del máximo y mínimo. Los valores máximos se ubican entre 0,4 y 1,5 ppbv y los mínimos entre 0,8 y valores bajo el límite de detección. Debido a problemas de medición, los perfiles de los días 25, 28, 29 y 30 de Noviembre y 8, 11, 12, 13 y 14 de Enero presentan algunos períodos sin medición.

3.2.2 Constantes de Fotólisis

Se obtuvieron los perfiles de las constantes de fotólisis para O₃, HCHO, NO₂ y HONO de acuerdo a las fórmulas específicas para cada precursor mostradas en Materiales y Métodos. Los perfiles de la primera campaña están para todos los días. Para la segunda, en cambio, sólo se tiene los perfiles de algunos días y horas debido a la falta de registros de irradianza. Estas constantes se utilizaron para calcular la producción de radicales de cada precursor de acuerdo a lo descrito en Materiales y Métodos. En la figura 3-2 se presentan los perfiles de constante de fotólisis más representativos de cada precursor en ambas campañas en días sin nubosidad.

a) O₃

La Figura 3-2a. muestra el perfil de la constante de fotólisis del O₃. Los máximos alcanzan valores entre 2 y $3x10^{-5}$ s⁻¹ y se sitúan entre las 13:00 y 13:30.

b) HCHO

La Figura 3-2b. muestra el perfil de la constante de fotólisis del HCHO. Los máximos alcanzan valores alrededor de 2x10⁻⁵ s⁻¹ y se sitúan entre las 13:30 y 14:00.

c) NO₂.

La Figura 3-2c. muestra el perfil de la constante de fotólisis del NO₂. Los máximos alcanzan valores entre 5 y $6x10^{-3}$ s⁻¹ y se sitúan a las 13:30.

d) HONO.

La Figura 3-2d. muestra el perfil de la constante de fotólisis del HONO. Los máximos alcanzan valores alrededor de 1,3x10⁻³ s⁻¹ y se sitúan entre las 13:00 y 13:30.





3.2.3 Producción de Radicales HO·.

Los perfiles de producción de radicales se obtuvieron cada 1 hora para O₃, HCHO, PAN, NO₂ y HONO de acuerdo a las fórmulas específicas para cada precursor mostradas en Materiales y Métodos. Se usaron los valores de concentración y constante fotólisis para calcular las producciones de radicales. Los perfiles de la primera campaña están para todos los días. Para la segunda, en cambio, sólo se tiene los cálculos de algunos días y horas debido a la falta de registros de irradianza. En las Figuras 3-3 y 3-4 se muestran los perfiles de producción de HO· por parte del O_3 para la primera y segunda campaña respectivamente. La producción presenta valores máximos entre 3,5 y 5,8x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ centrados entre las 12:00 y 13:00. A las 7:00-8:00 y a las 18:00-19:00 la producción es del orden de 10⁵ moléculas·cm⁻³·s⁻¹.

b) HCHO.

En las Figuras 3-5 y 3-6 se muestran los perfiles de producción de HO· por parte del HCHO para la primera y segunda campaña respectivamente. La producción presenta valores máximos entre 6,8x10⁶ y 1,1x10⁷ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ alrededor de las 10:00 y en ciertos días se ubica un segundo máximo alrededor de las 14:00. Los niveles se mantiene sobre 2x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ durante todo el día.

c) PAN.

En las Figuras 3-7 y 3-8 se muestran los perfiles de producción de HO· por parte del PAN para la primera y segunda campaña respectivamente. La producción presenta valores máximos entre 3x10⁶ y 1x10⁷ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ centrados entre las 12:00 y 15:00. A las 7:00-8:00 y a las 18:00-19:00 la producción está en el orden de 10⁵ y 10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹, respectivamente.



Figura 3-3: Perfiles de producción OH· Ozono Primera Campaña

58


Figura 3-4: Perfiles de producción OH· Ozono Segunda Campaña



Figura 3-5: Perfiles de producción HO· HCHO Primera Campaña



Figura 3-6: Perfiles de producción HO· HCHO Segunda Campaña



Figura 3-7: Perfiles de producción HO· PAN Primera Campaña





d) NO₂.

Las concentraciones de HCNM medidos para ambas campañas son mostradas en la siguiente tabla (estación Parque O'Higgins) (H. Jorquera):

Tabla 3-1: Concentración en ppmv de HCNM medido en la primera y segunda

campaña

Hora/Día	25 Nov	26 Nov	27 Nov	28 Nov	29 Nov	30 Nov	08 Ene	10 Ene	11 Ene	12 Ene	13 Ene
07:00	0,13	1,98	0,21								
08:00		1,18	0,28	0,21	0,20	0,14	0,19	0,27	0,27	0,30	0,26
09:00	0,09	0,85	0,23	0,08	0,05	0,09	0,24	0,14			
10:00		0,82	0,19	0,07	0,10		0,14				
11:00		0,69	0,10	0,10	0,07					0,18	
12:00	0,05	0,33		0,67							0,11
13:00		0,22									
14:00		0,22									
15:00		0,26									
16:00		0,29									
17:00		0,24									
18:00		0,24									

De acuerdo a la tabla 3-1, el día 26 de Noviembre las concentraciones de HCNM presentó valores de un orden de magnitud mayores que el resto de los días de campañas. En las Figuras 3-9 y 3-10 se muestran los perfiles de producción de HO-por parte del NO₂ para la primera y segunda campaña respectivamente. Los perfiles no están completos debido la falta de registros de la concentración de HCNM en varias horas. La producción presenta valores máximos entre 1,5x10³ y 2,6x10⁴ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ a las 8:00.

e) HONO.

En las Figuras 3-11 y 3-12 se muestran los perfiles de producción de HO por parte del HONO para la primera y segunda campaña respectivamente. Además se calculó la producción de HO· para los días 9 y 10 de Enero usando las constantes de fotólisis del día 11 de Enero (Figura 3-13). Los perfiles no presentan una tendencia clara. Los máximos se ubican, por lo general, a las 8:00 y 14:00 con valores entre 7x10⁶ y 2,6 x10⁷ moléculas·cm⁻³·s⁻¹. Durante el día las producciones se ubican, por lo general, sobre 1x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ e, incluso, llegan a niveles de 1x10⁷ moléculas·cm⁻³·s⁻¹, como se muestra en los días 27 y 28 de Noviembre y 12 de Enero.



Figura 3-9: Perfiles de producción HO· NO2 Primera Campaña



Figura 3-10: Perfiles de producción HO· NO₂ Segunda Campaña



Figura 3-11: Perfiles de producción HO· HONO Primera Campaña



Figura 3-12: Perfiles de producción HO· HONO Segunda Campaña



Figura 3-13: Perfiles de producción HO· HONO días 9 y 10 de Enero del 2004

3.2.4 Concentración de HO·

Se obtuvieron las concentraciones de HO· y sus perfiles diarios para los días de campaña de acuerdo a la ecuación 2.15, presentada en Materiales y Métodos:

$$[HO·] = (P_{OH}) / K_{1.36} [NO_2]$$
(2.15)

Se calculó la concentración de radicales HO· sólo para días que incluían, al menos, las generaciones de O₃, HCHO, PAN y HONO durante la jornada competa, prescindiendo de la contribución del NO₂ (Figura 3-14 y 3-15).



Figura 3-14: Perfiles de concentración de HO· Primera Campaña





Las concentraciones máximas están entre 3,4x10⁶ y 1,3x10⁷ moléculas cm⁻³ centradas entre las 13:00 y 15:00.

4 DISCUSIÓN

En este capítulo se analizarán los resultados obtenidos para los perfiles de concentraciones de los precursores, de las constantes de fotólisis, de producción de radicales y de concentración de radicales HO·.

4.1 Concentración de los Precursores.

Los mecanismos de remoción señalados para cada especie consideran procesos fotoquímicos y térmicos. Se deben incluir además los procesos de deposición y transporte para cada compuesto. Por lo general, se encontraron valores similares entre las dos campañas y durante el fin de semana los valores se mantienen en torno al promedio. En este capítulo se comparan los valores obtenidos con los registrados en otras ciudades, sin embargo, hay que hacer notar que muchas de las características propias de cada una de ellas difieren, en muchos caso, a la de Santiago.

a) O₃.

El perfil de Ozono presentado en la figura 3-1a. describe el comportamiento típico de este contaminante durante el día en una atmósfera urbana contaminada. Esto es, un mínimo a primeras horas de la mañana como consecuencia de su "titulación" por las emisiones de NO; un rápido aumento con el comienzo de la actividad fotoquímica en el transcurso de la mañana; un máximo después del mediodía que dura algunas horas y, finalmente, un decrecimiento a final de la tarde debido principalmente a la disminución de la actividad fotoquímica y la emisión de NO (Chameides y col, 1989; Finlayson-Pitts y Pitts, 2000). Los máximos de O₃ se

presentan alrededor de 4 horas después del "peak" del NO₂ y casi siempre a la misma hora del PAN. Las concentraciones máximas en Santiago centro nunca superaron la norma horaria de 80 ppbv. Éstas se situaron en valores similares a los reportados por Rappenglück y col, 2000 para el centro de Santiago entre Noviembre y Diciembre de 1996. De acuerdo a los niveles típicos de concentración de O₃ entregado por Finlayson-Pitts y Pitts, 2000, las concentraciones máximas medidas se ubican debajo de lo que corresponde a una atmósfera urbana. Esto se debe a que las presentes mediciones se realizaron en el sector céntrico y no en la zona receptora de contaminación (sector oriente), lugar que presenta los niveles de ozono más altos en Santiago.

b) HCHO

De acuerdo al perfil descrito en la Figura 3-1b., los máximos de HCHO se presentan temprano en la mañana, lo que sugiere emisiones directas de HCHO en ese período. Durante el día se mantiene las concentraciones mayores a 5 ppbv. Esto podría deberse a una compensación entre la producción fotoquímica y el consumo. Las concentraciones máximas son aproximadamente 50% más altas que las reportadas por Oyola y Romero, 1992 para el centro de Santiago entre Julio y Noviembre de 1991. De acuerdo a los niveles típicos de concentración de HCHO entregado por Finlayson-Pitts y Pitts, 2000, las concentraciones máximas medidas se ubican en el rango de lo que corresponde a una atmósfera urbana.

c) PAN.

El perfil de PAN presentado en la figura 3-1c. describe un comportamiento similar al observado por Rappenglück y col, 2000. Esto es, un rápido incremento de su concentración (al mismo tiempo que el O₃) con el inicio de la actividad fotoquímica y un rápido decrecimiento, después del máximo, debido a su descomposición

73

térmica. Los máximos de concentración son menores a los reportados en Las Condes (Rappenglück y col, 2000) y el centro de Santiago en primavera y verano (Rubio y col, 2004). De acuerdo a los niveles típicos de concentración de PAN entregados por Finlayson-Pitts y Pitts, 2000, las concentraciones máximas medidas se ubican en el límite entre lo que corresponde a una atmósfera urbana y una rural. Se debe tener en cuenta las mismas consideraciones mencionadas para el O₃. Es importante remarcar que existe una buena correlación entre los valores medidos para ambos contaminantes (Rubio y col, 2004).

d) NO₂.

El perfil de NO₂ presentado en la figura 3-1d. describe el comportamiento típico de este contaminante durante el día en una atmósfera urbana contaminada. Su perfil de concentración está regulado por las emisiones vehiculares de NO a las horas punta (mañana y tarde). Esto es, un máximo a media mañana originado por la oxidación fotoquímica del NO, un mínimo después del mediodía y otro máximo pasada la tarde y noche originado por la oxidación del NO, esta vez, por el O₃ (Chameides y col, 1992). Los máximos son mucho menores a la norma horaria de 215 ppbv aprox. y a los máximos registrados por Oyola y Romero, 1992 en el centro de Santiago entre Agosto y Diciembre de 1991. Los máximos corresponden a valores típicos encontrados en una atmósfera de contaminación moderada (Finlayson-Pitts y Pitts, 1986)

e) HONO.

Los perfiles de HONO presentaron un comportamiento bastante irregular. En general las concentraciones aumentan durante la mañana y mediodía (9:00-14:00), como se presenta en la figura 3-1f., en lugar de disminuir. Otras situaciones,

incluyen días en que las concentraciones aumentan durante la tarde (14:00-21:00) (Figura 3-1e.). Datos reportados en Nueva York en el verano del 2001 (Ren y col, 2003), señalan que hubo altos niveles de concentración (entre 0,4 y 0,5 ppbv) en horas de la tarde. Sin embargo, estos niveles son menores a los registrados en la mañana (1,4 ppbv). El máximo en la tarde puede deberse a una alta velocidad de producción que podría asociarse a una formación heterogénea favorecida por la alta concentración de material particulado (primario y secundario) presentes aún en primavera y verano en la atmósfera de Santiago. Sin embargo, se requiere confirmar esta propuesta. Asimismo, debe notarse que el largo tiempo de toma de muestra dificulta el análisis de los perfiles diarios obtenidos. Los máximos se presentaron en todos los períodos de medición, con valores menores a los registrados en Santiago en Agosto de 1998 y 1999 y entre Junio y Septiembre del 2000 y 2001 (CENMA, 1999; CONAMA 2000). Estos máximos corresponde a valores típicos encontrados en una atmósfera urbana (Lammel y Cape, 1996).

4.2 Constantes de Fotólisis.

La conversión de irradianza a flujo actínico corresponde a la que se aplica a la radiación directa y podría sobrestimar la componente difusa del flujo actínico. Esto podría ser particularmente importante en el amanecer y atardecer, donde la radiación difusa es mayor (Cotte y col, 1997). Tampoco fue considerado el albedo en la estimación del flujo actínico. Esto compensaría en parte el error en la estimación en la radiación difusa. Los valores máximos de constante de fotólisis para O₃, HCHO, NO₂ y HONO (Figura 3-2) se encontraron dentro del orden esperado en base a los valores previamente analizados en el Capítulo 1, Introducción. Los valores máximos de constantes de fotólisis fueron similares en

ambas campañas, a excepción del O₃ cuyo promedio máximo fue casi un 20% superior en la segunda campaña con relación a la primera. Para los días 27 y 29 de Noviembre los perfiles no presentaron un comportamiento continuo debido a la presencia de nubosidad parcial en dichas jornadas.

4.3 Producción de Radicales HO-

Los cálculos de la contribución (%) a la producción de radicales se obtuvieron sólo cuando, al menos, las generaciones de O₃, HCHO, PAN y HONO estaban presentes. Debido a los pocos puntos calculados para NO₂ y su baja producción de radicales, la falta de estos datos no afecta las conclusiones. Los valores máximos de producción de radicales por los distintos precursores fueron similares en ambas campañas, a excepción del O₃ y PAN.

a) O₃.

La hora de mayor generación de radicales HO- se presentó al mediodía y después de éste, como se esperaba (Figuras 3-3 y 3-4). La producción máxima presenta valores similares a los reportados en Nueva York el verano del 2001 (Ren y col, 2003) y en Long Beach, California en el Otoño de 1987 (Winer y Biermann, 1989), esto es 5x10⁶ moléculas·cm^{-3·}s⁻¹. La producción promedio de radicales fue alrededor de un 20% superior en la segunda campaña en relación con la primera. Este valor es proporcional al aumento también registrado en la constante de fotólisis del O₃ y podría indicar diferencias en el lecho de O₃ sobre Santiago. Su contribución a la producción total de radicales fue entre 12% y 27%, principalmente a las 13:00, superando algunos días la contribución del PAN a esa hora.

La hora de mayor generación de radicales HO· se presentó a media mañana y después del medio día (Figuras 3-5 y 3-6.). La producción máxima ($6,8x10^6-1,1x10^7$ moléculas·cm⁻³·s⁻¹) presenta valores parecidos a los reportados en Long Beach, California en el Otoño de 1987 (Winer y Biermann, 1989), pero mayores a los reportados en Nueva York el verano del 2001 (Ren y col, 2003), cuyos niveles de concentración de HCHO eran más bajos. Su contribución a la producción total de radicales fue entre 31% y 64% entre las 7:00 y 11:00. Después del mediodía, entre 14:00 y 15:00, la contribución varía entre 17% y 44%, debido a los altos niveles de producción que se mantienen durante el día (>2x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹). Su contribución supera sólo algunos días la de HONO en la mañana y al PAN en la tarde. Sin embargo, prevalece sobre O₃ y NO₂ durante gran parte del día.

c) PAN.

La hora de mayor generación de radicales HO· se dio al mediodía y después de este, cuando el PAN comienza a descomponerse debido al aumento de temperatura y disminución de NO₂ (Figuras 3-7 y 3-8). La producción máxima presenta altos valores, entre 3×10^6 y 1×10^7 moléculas·cm^{-3·}s⁻¹. Su contribución a la producción total de radicales es importante entre las 14:00 y 16:00 horas, con porcentajes entre 12% y 38%, superando, algunos días, a lo aportado por HCHO. Casi siempre supera al O₃ en dicho período. Estos valores confirman su importancia en la formación del *smog* fotoquímico. La producción promedio de radicales fue casi de un 75% superior en la segunda campaña en relación con la primera. Esto se explica por el aumento de temperatura en el mes de Enero, superando varias veces los 30°C en comparación a los 26°C registrados en Noviembre.

d) NO_{2.}

La hora de mayor generación de radicales HO· se dio, generalmente, a las 8:00 con valores entre 1,5x10³ y 2,6x10⁴ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ (Figuras 3-9 y 3-10) dos órdenes de magnitud menores a los estimados por Sanhueza y Lissi, 1981 y a lo calculado para el resto de los precursores. Su contribución es escasa, menor al 0,2%. Debido a los pocos registros y/o bajos niveles de concentración de HCNM en la estación Parque O'Higgins, los perfiles diarios de producción de radicales se presentan incompletos.

Los valores de producción de HO· asociados al NO₂ podrían estar subestimados debido a que se tomó la constante de remoción del O(³P) con el propano para su cálculo. Este compuesto presenta una reactividad mucho menor que, por ejemplo, las olefinas. Sin embargo, se considera que, debido a la muy baja velocidad calculada para la iniciación por NO₂, tomar una constante de velocidad (promedio) mayor no cambiaría sustancialmente las conclusiones anteriores.

e) HONO.

La hora de mayor generación de radicales HO· se dio en la mañana (8:00) como se esperaba, pero también a las 14:00 (Figuras 3-11, 3-12 y 3-13). La producción máxima presenta valores menores a los reportados en Nueva York el verano del 2001 (Ren y col, 2003) y en Long Beach, California en el Otoño de 1987 (Winer y Biermann, 1989), los cuales superaban 5x10⁷ moléculas·cm⁻³·s⁻¹. Su contribución a la producción total de radicales fue entre 49% y 74%, generalmente, entre las 8:00 y 9:00. Sin embargo, durante el día la contribución se mantiene constante sobre el 20% y algunos días sobre el 50%, siendo varias veces la principal fuente de radicales en toda la jornada. La razón de este fenómeno son los altos niveles de HONO registrados al medio día y en la tarde. Este comportamiento también fue

reportado por Ren y col, 2003, donde altos niveles de HONO en la tarde (pero menores que los de la mañana) mantuvieron altas las producciones de radicales, superando a las de O_3 y HCHO.

Los perfiles superpuestos representativos de la producción de radicales de todos los precursores están descritos en las Figuras 4-1 y 4-2. El total de los perfiles son presentados en el Anexo D.



Figura 4-1: Perfil de producción de radicales HO- superpuesto representativo de O₃, HCHO, PAN, NO₂ y HONO. Primer caso.



Figura 4-2: Perfil de producción de radicales HO· superpuesto representativo de O₃, HCHO, PAN, NO₂ y HONO. Segundo caso.

En la Figura 4-1 se observa la importancia de la producción de radicales del HONO durante todo el día. El PAN supera al HCHO sólo en su peak de máxima producción y al O₃ durante toda la jornada. La generación de radicales por el NO₂ es despreciable.

En la Figura 4-2 en cambio, se observa la importancia de la producción de radicales del HONO sólo durante la mañana. El resto del día prima la producción del HCHO sobre los otros. El O₃ sólo supera la del PAN en su peak de máxima producción. La producción de NO₂ es despreciable.

Sumando las producciones de radicales de todos los precursores se elaboraron perfiles de producción total sólo cuando, al menos, O₃, HCHO, PAN y NO₂ estaban presentes durante el día completo (Figuras 4-3 y 4-4.):



Figura 4-3: Perfiles de producción total de radicales HO Primera Campaña



Figura 4-4.: Perfiles de producción total de radicales HO· Segunda Campaña

En ambas figuras, la forma del perfil y la producción está gobernada por los niveles de producción de HONO sólo cuando éstos están altos durante toda la jornada. Cuando los niveles de producción del HONO son bajos al mediodía, la forma del perfil y la producción está gobernada por O₃, PAN y HCHO en este período.

4.4 Concentración de HO·.

Los niveles máximos de concentración del radical HO· se ubican alrededor del mediodía y después de éste en ambas campañas, como se esperaba (Figuras 3-14 y 3-15). Éste comportamiento se debe a que en dicho período se tiene, muchas veces, los niveles más altos de producción de radicales y los niveles mínimos de concentración de NO₂. Los perfiles presentaron cierta irregularidad, la que podría ser explicada por la misma irregularidad que presentan algunos precursores y a la presencia de nubosidad. Los niveles de concentración máximos se ajustan a los obtenidos en atmósferas contaminadas, pero mayores a los obtenidos por Rappenglück y col, 2000 en Las Condes. Esto puede ser explicado ya que, aún cuando empleó la misma ecuación para calcular la concentración de HO·, Rappenglück y col, 2000 no consideró la producción de radicales del HONO y PAN en su estimación.

5 CONCLUSIONES

Durante dos campañas, la primera entre el 25 y 30 de Noviembre de 2003 y la segunda entre el 8 y 15 de Enero del 2004, se midieron las concentraciones de O_3 , HCHO, PAN, NO₂ y HONO y la irradianza en el centro de Santiago a fin de calcular los perfiles horarios de la producción de radicales HO· en esta atmósfera. De estas campañas se puede concluir que:

- 1. Sólo se validaron los métodos para medir O₃ y PAN.
- Sólo los perfiles de concentración obtenidos para O₃, PAN y NO₂ presentan comportamientos similares a los descritos en bibliografía.
- Los máximos de concentraciones estimados para todos los precursores están dentro de los niveles esperados para una atmósfera urbana. En ambas campañas se obtuvieron valores prácticamente similares y no hay diferencias significativas los fines de semana (Pág. 72).
- 4. Los máximos de constantes de fotólisis calculados para O₃, HCHO, NO₂ y HONO están dentro del orden de magnitud de otras mediciones. Los máximos promedios registraron valores similares entre la primera y segunda campaña para HCHO, NO₂ y HONO. Los máximos promedios del O₃, en cambio, muestran una diferencia del 20% entre la primera y segunda campaña.
- 5. Los perfiles de producción de radicales para O₃ y HCHO presentaron un comportamiento esperado. Esto es, una producción de radicales por parte del HCHO importante en horas de media mañana y después del mediodía y, por parte del O₃, una máxima producción después del mediodía. Para el HONO se esperaba un sólo máximo en la mañana. Sin embargo, este comportamiento se presentó sólo unos pocos días. Por lo general, su

máximos se ubican unas horas después del mediodía, generalmente después de la del O₃, horas en que se tienen las mayores temperaturas del día. Los perfiles de producción de radicales por parte de NO₂ fueron difíciles de estimar, sin embargo se observan máximos en las primeras horas de la mañana.

- 6. Los máximos de producción de radicales para O₃, HCHO y HONO están dentro del orden de magnitud de otras mediciones, esto es, entre 3,5-5,8x10⁶, 6,8-10,1x10⁶ y 7-26x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹ respectivamente. Para NO₂ es varios órdenes de magnitud menores a lo registrado en literatura, esto es, del orden de 10³ y 10⁴ moléculas·cm⁻³·s⁻¹. La producción de PAN demostró ser bastante alta alcanzando niveles iguales y superiores al O₃, entre 3-10x10⁶ moléculas·cm⁻³·s⁻¹, confirmando su importancia en la formación del *smog* fotoquímico. No hay diferencias significativas comparando su producción máxima promedio con el fin de semana. Ahora bien, comparando sus producciones máximas promedio entre las dos campañas se tiene un aumento en las producciones del 20% por parte del O₃ (debido al aumento de la constante de fotólisis) y del 75% por parte del PAN (debido al aumento de la temperatura) para la segunda campaña.
- 7. La mayor contribución a la producción de radicales HO· fue para HONO, entre el 49% y 74%, a la hora del máximo, aunque muchas veces la producción permanece constante durante todo el día con valores sobre 50%. Le sigue el HCHO, entre 31% y 64% para el primer máximo y entre 17% y 44% para el segundo, el PAN entre 12% y 38%, el O₃ entre 12% y 27% y, por último, el NO₂ con aporte menores al 0,2%.
- Las máximas concentraciones de HO· se presentaron al mediodía, como se esperaba. Los niveles de concentración se ajustan a los obtenidos en

atmósferas contaminadas, esto es entre 3,4x10⁶ a 1,3x10⁷ moléculas·cm⁻³. Para la segunda campaña se tiene un aumento del 40% en el promedio de las concentraciones máximas en comparación a la primera debido al aumento de la producción del PAN y, en menor medida, del O₃.

9. Este fue el primer estudio realizado para estimar la producción y concentración de radicales HO· en el centro de Santiago. El único estudio realizado estimó la concentración de HO· en 2,6x10⁶ moléculas·cm⁻³ en Las Condes mediante el mismo modelo, pero sin considerar las generaciones de HONO y PAN.

Recomendaciones

- Disponer de métodos de validación de NO₂, HCHO y HONO con mediciones paralelas.
- Afinar el método usado para medir la concentración HONO o cambiar, definitivamente, por un monitor continuo de HONO debido al importante rol que juega este compuesto en la producción de radicales HO·.
- Incorporar radiómetros en la medición de constante de fotólisis a fin de obtener de forma directa y rápida las constantes de los precursores.
- Incorporar datos meteorológicos en el lugar de muestreo con el fin de medir la humedad relativa, temperatura ambiente y velocidad del viento.
- Evaluar la importancia, de acuerdo a sus reactividades, de los distintos HCNM en la velocidad de producción de radicales por parte del NO₂ a fin de decidir si se incorpora a una nueva campaña.
- Realizar una campaña similar en la comunas del sector oriente de Santiago (receptor de las emisiones)

6 BIBLIOGRAFÍA.

Anderson L.G., Lanning J.A., Barrell R., Miyagishima J., Jones R.H., and Wolfe P. 1996. Sources and sinks of formaldehyde and acetaldehyde: An analysis of Denver's ambient concentration data. Atmos. Environ. 30:2113-2123.

Andres-Hernandez M.D.; Notholt J.; Hjorth J.; Schrems O. 1996. A DOAS study on the origin of nitrous acid at urban and non-urban sites. Atmos. Environ. 30: 175-180.

Aumont B., Chervier F. and Laval S. 2003. Contribution of HONO sources to the $NO_x/HO_x/O_3$ chemistry in the polluted boundary layer. Atm. Environ. 37: 487-498.

Bongartz A., Kames J., Welter F., Schurath U. 1991. Near-uv absorption cross sections and trans/cis equilibrium of nitrous acid. J. Phys. Chem., 95:1076-1082.

Brune, W.H., Stevens P.S., and Mather J.H.. 1995. Measuring OH and HO_2 in the troposphere by laser-induced fluorescence at low pressure J. Atmos. Sci., 52:3328-3336.

Carlier, P., Hannachi H., and Mouvier G. 1986. The chemistry of carbonyls in the atmosphere : a review. Atmos. Environ. 20:2079-2099.

Chameides, W.L., Fehsenfeld, F., Rodgers, M.O., Cardelino, C., Martinez, J., Parrish, D., Lonneman, W., Rasmussen, R.A., Zimmerman, P., Greenberg, J., Middleton, P., and Wang, T. 1992. Ozone Precursor Relationships in the Ambient Atmosphere. J. Geophys. Res. 97:6037-6055.

CENMA. 1999: Campaña aerosoles 1999. Caracterización fisicoquímica de aerosoles secundarios en la Región Metropolitana de Chile.

CONAMA 1997. Plan de prevención y descontaminación atmosférica en la Región Metropolitana.

CONAMA 2000: Caracterización de aerosoles secundarios inorgánicos en la comuna de Pudahuel y tareas asociadas de aseguramiento de calidad. Ejecutor: Universidad de Concepción, Facultad de Farmacia, Departamento de Análisis Instrumental.

CONAMA 2004. Evolución de la calidad del aire en Santiago 1997-2003.

Cotte H., Devaux C., Carlier P.. 1997. Transformation of irradiance measurements into spectral actinic flux for photolysis rates determination. J. Atmos. Chem. 26:1-28.

Crosley, D. R. 1995. The Measurement of OH and HO2 in the Atmosphere. J. Atmos. Sci. 52:3299-3314.

Derwent, R.G. and Jenkin, M.E. 1991. Hydrocarbons and the long-range transport of ozone and PAN across Europe. Atmos. Environ. 25A(8): 1661-1678.

Eisele, F. L., Mount, G.H. et al. 1997. Understanding the production and interconversion of the hydroxyl radical during the tropospheric OH photochemistry experiment. J. Geophys. Res. 102:6457-6493.

Felton, C.C., Sheppard J.C., and Campbell M.J. 1990. The radiochemical hydroxyl radical measurement method. Environ. Sci. Techn. 24:1841-1847.

Finlayson-Pitts, B; Pitts, J. "Atmospheric chemistry" 1986. Editorial New York 1986.

Finlayson-Pitts, B; Pitts, J. 2000. Chemistry of the upper and lower atmosphere. Editorial Academic Press 2000.

Gaffney, J.S., Marley, N.A., Cunningham, M.M. and Doskey, P.V. 1999. Measurements of peroxyacyl nitrates (PANs) in Mexico City: Implications for megacity air quality impacts on regional scales. Atmos. Environ. 33:5003-5012.

George L.A., Hard T.M. and O'Brien R.J. 1999. Measurements of free radicals OH and HO_2 in Los Angeles smog. J. Geophys. Res. 104:11643-11656.

H. Jorquera. Información concentración Ozono e HCNM (Hidrocarburo nometánicos) durante las campañas. Datos proporcionados por Héctor Jorquera (programa AIRVIRO) Pontificia Universidad Católica de Chile.

Hard, T.M., Mehrabzadeh A.A., Chan C.Y. and O'Brien R.J.. 1992. Diurnal HO_2 cycles at clean air and urban sites in the troposphere. J. Geophys. Res. 97:9785-9794.

Harrison, R.M., Peak J.D., and Collins G.M. 1996. Tropospheric cycle of nitrous acid. J. Geophys. Res. 101:14429-14439.

Heland, J., Kleffmann, J., Kurtenbach, R., Wiesen, P. 2001. A New Instrument to Measure Gaseous Nitrous Acid (HONO) in the Atmosphere. Environ. Sci. Techn 35:3207-3212.

Holmes J. R. 1989. Peroxyacetyl Nitrate (PAN) Measurements in the South Coast Air Basin of California. California Environmental Protection Agency. RESEARCH NOTES. No. 89-4. May 1989.

Jacobi, H. W., Weller, R., Jones, A. E., Anderson, P. S., Schrems, O. 2000. Peroxyacetyl nitrate (PAN) concentrations in the Antarctic troposphere measured during the Photochemical Experiment at Neumayer (PEAN'99). Atmos. Environ. 34:5235-524.

Jimenez R., Larsen B., Favaro G., Martilli A., Kita D., Van den Bergh H. and Calpini B. 2000. Measurement of formaldehyde (HCHO) by DOAS: Intercomparison to DNPH measurements and interpretation from Eulerian model calculations, accepted in AWMA's (Air & Waste Management Association) 93rd Annual Meeting and Exhibition, Salt Lake City, Utah, June 18-22, 2000.

Kalberer M., Ammann M., F. Arens F., Gäggeler H.W., Baltensperger U.. 1999. Heterogeneous formation of nitrous acid (HONO) on soot aerosol particles. J. Geophys. Res. 104: 13825-13832. Kourtidis, K.A., Fabian P., Zerefos C.S., Rappenglueck B., 1993. Peroxyacetyl nitrate (PAN), peroxypropionyl nitrate (PPN) and PAN/ozone ratio measurements at three sites in Germany. Tellus, 45B:442-457.

Lammel, G., and Cape J.N. 1996. Nitrous acid and nitrite in the atmosphere. Chem. Soc. Rev. 25:361–369.

Levy II, H. 1971. Normal atmosphere: Large radical and formaldehyde concentrations predicted. Science. 173:14 -143.

Lissi, E., Sanhueza, E. 1996. Radiación solar y fotoprocesos atmosféricos. Editorial Universidad de Santiago de Chile 1996.

Mount G.H., Eisele F.L. 1992. An intercomparison of tropospheric OH measurements at Fritz Peak Observatory, Colorado. Science. 256: 11187-1190.

NASA Evaluation Nº14, JPL Publication 02-25. 2003. Chemical Kinetics and Photochemical Data for Use in Atmospheric Studies.

Diciembre 2003">http://jpldataeval.jpl.nasa.gov/download.html>Diciembre 2003

NISTChemical Kinetics Database. 2004.

<http://kinetics.nist.gov/index.php>Mayo 2004

Neeb, P., Horie O. and Moortgat G.K. 1998. The ethene-ozone reaction in the gas-phase. J. Phys. Chem. 102:6778-5785.

Oyola P, Romero R., CONAMA 1992: Monitoreo y evaluación de la contaminación atmosférica en la Región Metropolitana de Santiago, Chile.

Perner, D., et al. 1987. Measurement of tropospheric OH concentrations: A comparison of field data with model predictions. J. Atmos. Chem. 5:185-216.

Poppe, D., Wallasch M. and Zimmermann, J. 1993. The dependence of the concentration of OH on its precursors under moderately polluted conditions: A model study. J. Atm. Chem. 16: 61-78.

Poppe D., Zimmermann J., Dorn H.P.. 1995. Field data and model calculations for the hydroxyl radical. J. Atmos. Sci. 52: 3402-3407.

Rappenglück B., Oyola P., Olaeta, I. and Fabian P. 2000. The evolution of photochemical smog in the metropolitan area of Santiago de Chile. J. Applied Meteorology. 39:275-290.

Rappenglück, B.; Melas, D.; Fabian, P. 2003. Evidence of the impact of urban plumes on remote sites in the Eastern Mediterranean. Atmos. Environ. 37: 1853-1864.

Rappenglück B., Schmitz R., Bauerfeind M., Cereceda Balic F., von Baer D., Jorquera H., Silva Y., Oyola P. 2004. An urban photochemistry study in Santiago de Chile. Enviado a Atmos. Environ.

Ren X.; Harder H.; Martinez M.; Lesher R.L.; Oliger A.; Simpas J.B.; Brune W.H.; Schwab J.J.; Demerjian K.L.; He Y.; Zhou X.; Gao H. 2003. OH and HO₂ Chemistry in the urban atmosphere of New York City. Atmos Environ. 37: 3639-3651.

Ríos, M. A. 2004 Tesis "Caracterización de material particulado fino de origen urbano". Facultad de Ciencias. Universidad de Chile.

Ruiz-Suárez J.C, Ruiz-Suárez L.G., Gay C., Castro T., Montero M., Eidels-Dubovoi S. and Muhlia A. 1993. Photolytic rate for NO₂, O₃ and HCHO in the atmosphere of Mexico City. Atmospheric Environment. 27A:427-430.

Rubio, M.A., Oyola P., Gramcsh E., Lissi E., Pizarro J., Villena G. 2004. Ozone and Peroxyacetyl nitrate (PAN) in downtown Santiago, Chile. Atmos. Environ. 39:4931-4939.

Rondon, A., Sanhueza E., 1988. High HONO atmospheric concentrations during vegetation burning in the tropical savannah. Tellus. 41B:474-477.

Rutllant, J, and Garreaud, R. 1995. Meteorological air pollution potential for Santiago, Chile: towards an objective episode forecasting. Environmental Monitoring and Assessment. 34:223-244

Salisbury, G. et al. 2001. Production of peroxy radicals at night via reactions of ozone and the nitrate radical in the marine boundary layer. J. Geophy. Res., 106:12.669-12.688.

Sandoval, H. Contaminación atmosférica de Santiago. Hugo Sandoval, Margarita Prendez y Pablo Ulriksen Editores. 1994.

Sanhueza, E., Lissi. E. 1981. Aspectos cinéticos de la formación del smog fotoquímico. Contribuciones científicas y tecnológicas. Editorial Universidad de Santiago de Chile. 1981.

Schrimpf, W., Lienaerts, K., Müller, K.P., and Rudolph, J. 1998. Peroxyacetyl nitrate (PAN) measurements during the POPCORN campaign. J. Atmos. Chem. 31:139-159.

Seinfeld, J.H., 1989. Urban air pollution: state of the science. Science 243:745-752.

Seinfeld, J;Pandis, S. 1998. Atmospheric Chemistry and Physics: from air pollution to climate change. Editorial New York 1998.

Slemr, J., Junkermann W., and Volz-Thomas A. 1996. Temporal variations in formaldehyde, acetaldehyde and acetone and budget of formaldehyde at a rural site in Germany. Atmos. Environ. 30:3667-3676.

Suppan, P.; Fabian, P.; Vyras, L.; Gryning, S. E. 1998. The behaviour of ozone and peroxyacetyl nitrate concentrations for different wind regimes during the medcaphot-trace campaign in the greater area of Athens, Greece. Atmos Environ. 32:2089-2102.

Thompson A.M. 1992. The oxidizing capacity of the earth's atmosphere: Probable past and future changes. Science 256:1157-1165.

Thompson, A. M. 1995. Measuring and modelling the tropospheric hydroxyl radical (OH). J. Atmos. Sci. 52:3315-3327.

TOXINS:

Efectos tóxicos Dióxido de nitrógeno

<http://www.envtox.ucdavis.edu/cehs/TOXINS/SPANISH/combustionapp.htm>

Marzo 2004

Efectos tóxicos Formaldehído

<http://www.envtox.ucdavis.edu/cehs/TOXINS/Spanish2/Formaldehyde.htm> Marzo 2004

Efectos tóxicos Ozono

<http://www.envtox.ucdavis.edu/cehs/TOXINS/Spanish/Ozone.html> Marzo 2004

Viskari E.L., Vartiainen M., Pasanen P. 2000. Seasonal and diurnal variation in formaldehyde and acetaldehyde concentrations along a highway in Eastern Finland. Atmos. Environ. 34:917-923.

Winner, A., Biermann, H. Measurements of Nitrous Acid, Nitrate Radicals, Formaldehyde and Nitrogen Dioxide for the Southern California Air Quality Study by Differential Optical Absorption Spectroscopy. University of California, Riverside Diciembre 1989.

Weatherunderground. Temperatura y humedad en Santiago durante las campañas:

<http://www.weatherunderground.com/>Diciembre 2003

Wunderli, S., Gehrig R. 1991. Influence of temperature on formation and stability of surface PAN and ozone. A two year field study in Switzerland. Atmos. Environ. 25A:1599-1608.

ANEXO A: Validación concentraciones Ozono.

En la Figura A-1 se presenta la correlación de medidas de O₃ tomadas en Parque O'Higgins (POH) y en la USACH por DOAS (DOAS).



Figura A-1: Concentración de O₃ Parque O'Higgins v/s DOAS.

Ambas medias presentaron correlación significativa (r=0,8667 y p>0,0001)

ANEXO B: Perfiles Concentraciones de Precursores.

En las siguientes figuras se presenta los perfiles horarios de concentración de los precursores para ambas campañas.

a)

O₃.











94



b)














d)

NO₂.







Figura B-9: Perfiles de concentración de HONO Primera Campaña



ANEXO C: Perfiles de Constantes de Fotólisis.

En las siguientes figuras se presenta los perfiles de constante de fotólisis de los precursores para ambas campañas.

a) Ozono.

.



Figura C-1: Perfiles de constante de fotólisis de O₃ Primera Campaña



Figura C-2.: Perfiles de constante de fotólisis de O₃ Segunda Campaña



Figura C-3: Perfiles de constante de fotólisis de HCHO Primera Campaña

b)



Figura C-4: Perfiles de constante de fotólisis de HCHO Segunda Campaña





Figura C-6: Perfiles de constante de fotólisis de NO₂ Segunda Campaña



Figura C-7: Perfiles de constante de fotólisis de HONO Primera Campaña



ANEXO D: Perfiles superpuestos de la producción de radicales HO·

En las siguientes figuras se presenta los perfiles superpuestos de la producción de radicales HO· para los días en que las generaciones de O₃, HCHO, PAN, NO₂ y HONO estaban presentes.



Figura D-1: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 26 de Noviembre

del 2003.



Figura D-2: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 27 de Noviembre

del 2003.



Figura D-3: Perfil superpuesto de producción de radicales HO- día 28 de Noviembre

del 2003.



Figura D-4: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 29 de Noviembre

del 2003.



Figura D-5: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 30 de Noviembre

del 2003.



Figura D-6: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 10 de Enero del

2004.



Figura D-7: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 11 de Enero del



Figura D-8: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 12 de Enero del

2004.



Figura D-9: Perfil superpuesto de producción de radicales HO· día 13 de Enero del

2004.