

AGM5823 – Introdução à Química atmosférica

Ozônio troposférico Parte 1 – troposfera livre (processos sem interferência humana)

Profa. Adalgiza Fornaro

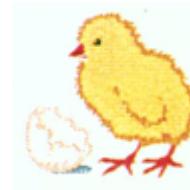
São Paulo, outubro 2023

Ozônio na troposfera



De onde vem este ozônio?

- ❖ Troca estratosfera / troposfera
- ❖ Produção fotoquímica



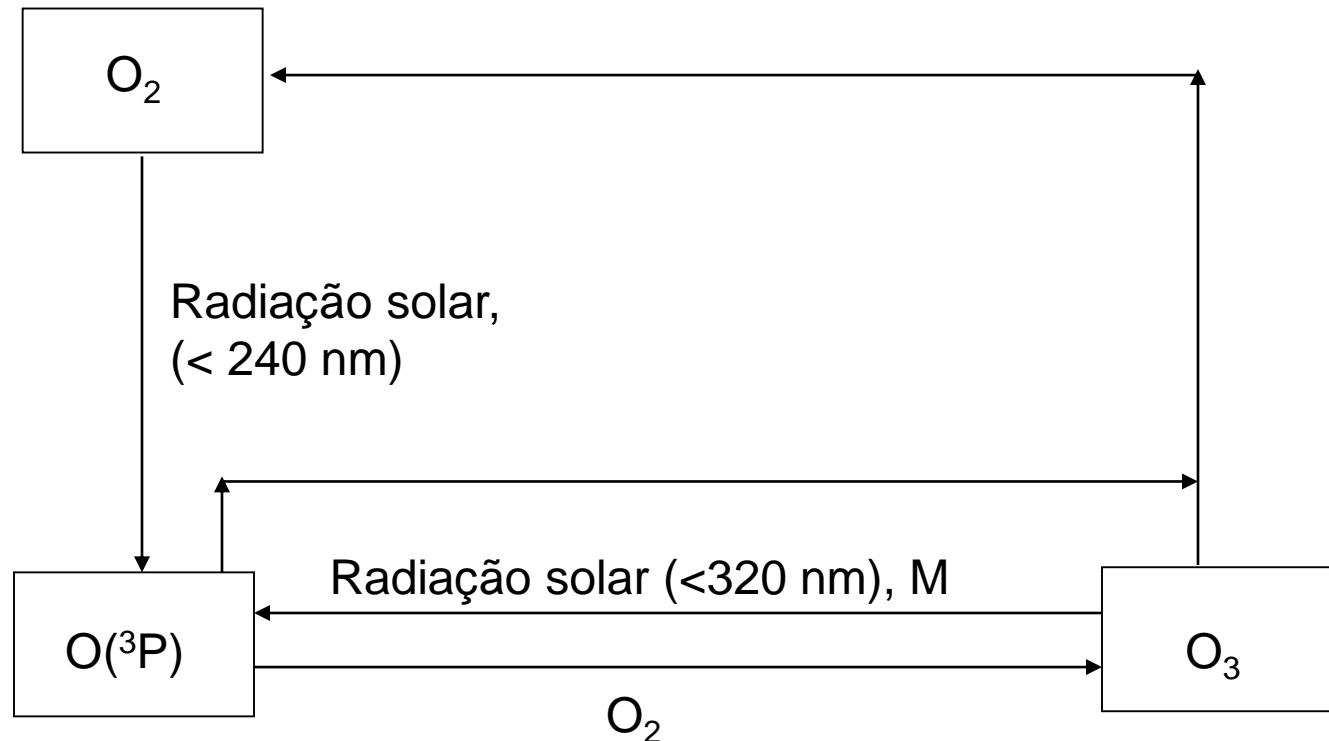
Para onde vai este ozônio?

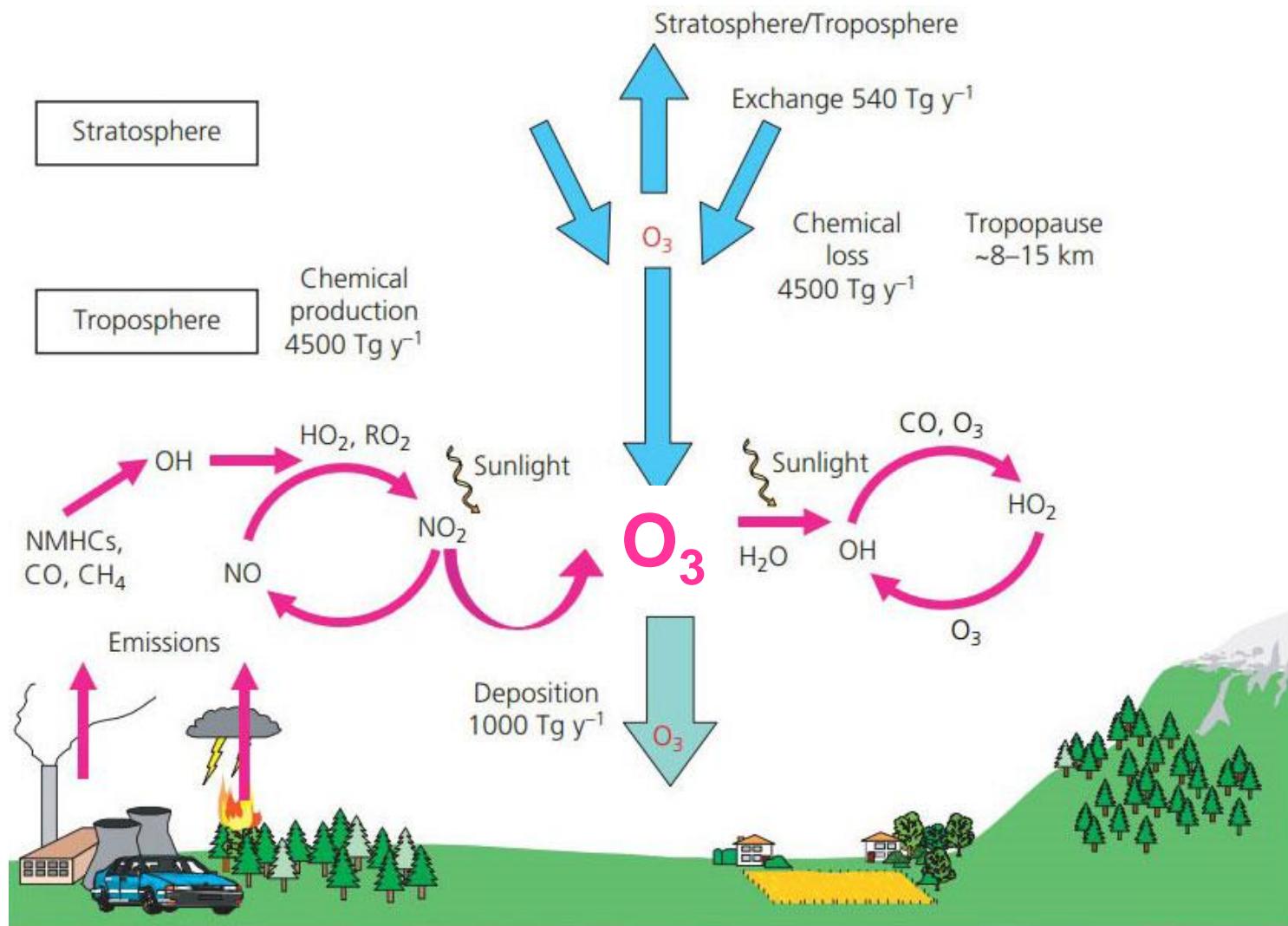
- ❖ Transporte e remoção na superfície
- ❖ Destruição química *in-situ*

Como ozônio é produzido na troposfera?

1º. Estratosfera como fonte de O₃ troposférico:

Produção química na estratosfera seguido de transporte para troposfera





Esquema das fontes e sumidouros de O₃ na troposfera. Fluxos globais anuais de O₃ calculados usando um modelo químico-transporte global, incluindo as magnitudes dos termos individuais. Esses fluxos incluem a troca de estratosfera para troposfera, produção e perda de produtos químicos na troposfera e o fluxo de deposição para superfícies terrestres e marinhas.

IPCC Fourth Assessment Report Working Group I Report “The Physical Science Basis” (Denman et al. 2007).

Fluxo de O₃ da estratosfera para a troposfera

~ 1-2 x 10¹³ moles ano⁻¹

==> fonte max. OH ~ 2-4 x 10¹³ moles ano⁻¹

Fonte global CO ~ 6-10 x 10¹³ moles ano⁻¹

Fonte global CH₄ ~ 3 x 10¹³ moles ano⁻¹

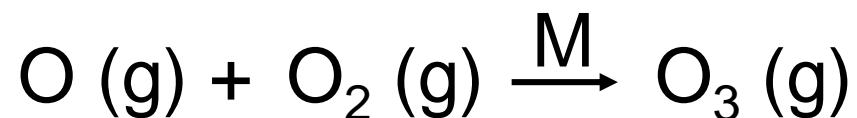
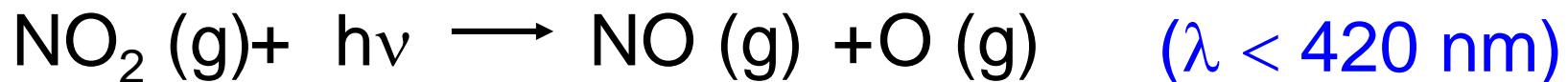
Se não existe outras fontes, OH deve ser “titulado (= consumido)”

==> portanto, deve existir produção adicional de radical OH
por produção fotoquímica na troposfera a partir de O₃

2º. Produção fotoquímica de O₃ na troposfera:

Entre as primeiras inferências da presença do ozônio na troposfera seria a entrada de ar estratosférico rico neste composto. No slide anterior é possível observar que esta fonte de ozônio não explicaria o total de ozônio observado, além dos ciclos e reações que ocorrem em presença de radiação solar.

Assim, foi observado que a principal fonte de ozônio na troposfera são reações fotoquímicas, sendo a fotólise do NO₂ a fonte do oxigênio atômico que reage com O₂ (21% da composição do ar seco), formando O₃:



Produção NO₂

Uma reação simples que acontece **durante relâmpagos** ou no motor do carros:



Seguida de reações que ocorrem na atmosfera,



Velocidade de formação de NO₂

$$\frac{1}{2} \frac{d[\text{NO}_2]}{dt} = k[\text{NO}]^2[\text{O}_2]$$

Constante de velocidade de 3^a. Ordem

$$k \sim 2 \times 10^{-38} \text{ cm}^6 \text{ moléculas}^{-2} \text{ s}^{-1}$$

Lembrar que O₂ corresponde a 21% da composição do ar seco

Segunda ordem para NO → oxidação de NO aumenta por fator de 100 se quantidade de [NO] aumenta por fator de 10.

Seguido das reações:

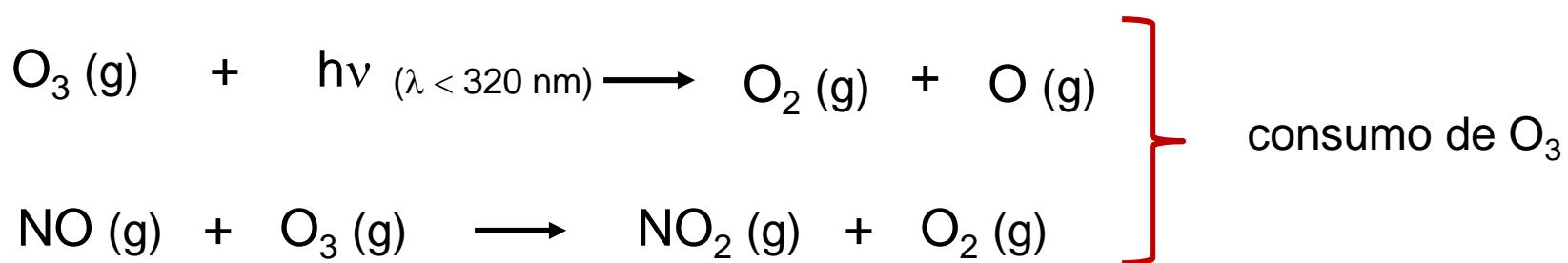
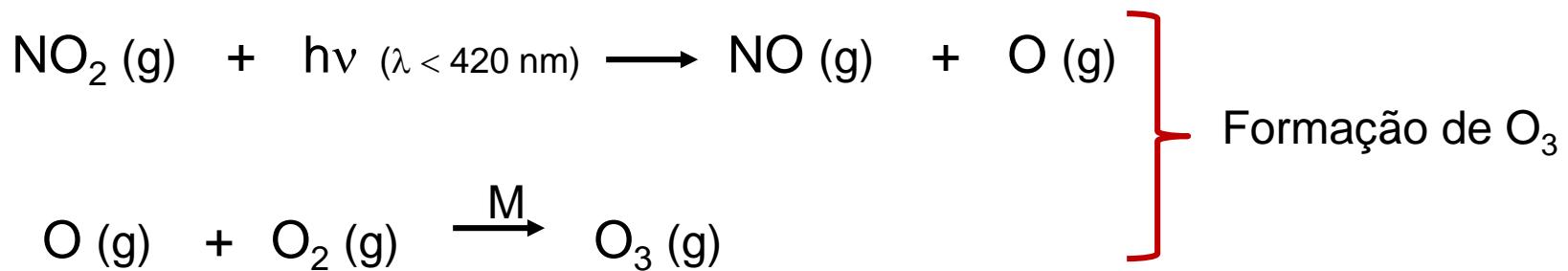


Velocidade de formação de ozônio (depende da fotólise de NO_2 e do consumo de O_3 por NO):

$$\frac{d[\text{O}_3]}{dt} = J_{\text{NO}_2} [\text{NO}_2] - k_4 [\text{NO}][\text{O}_3]$$

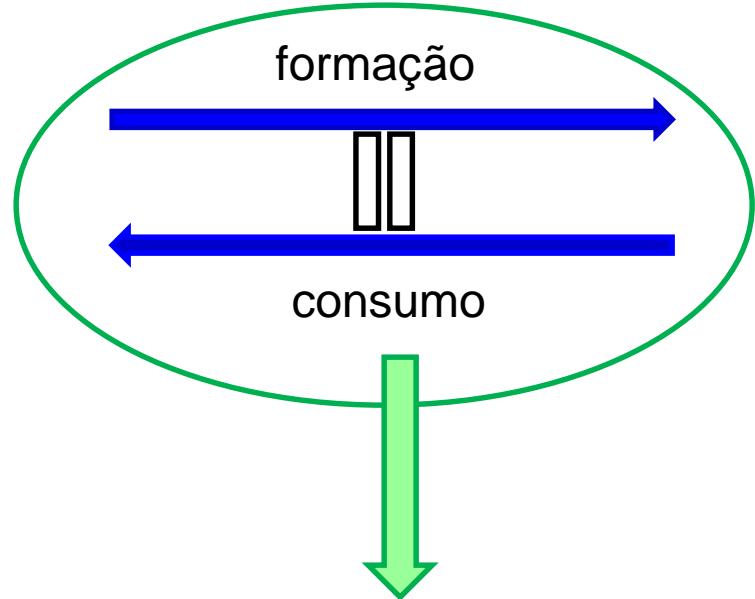
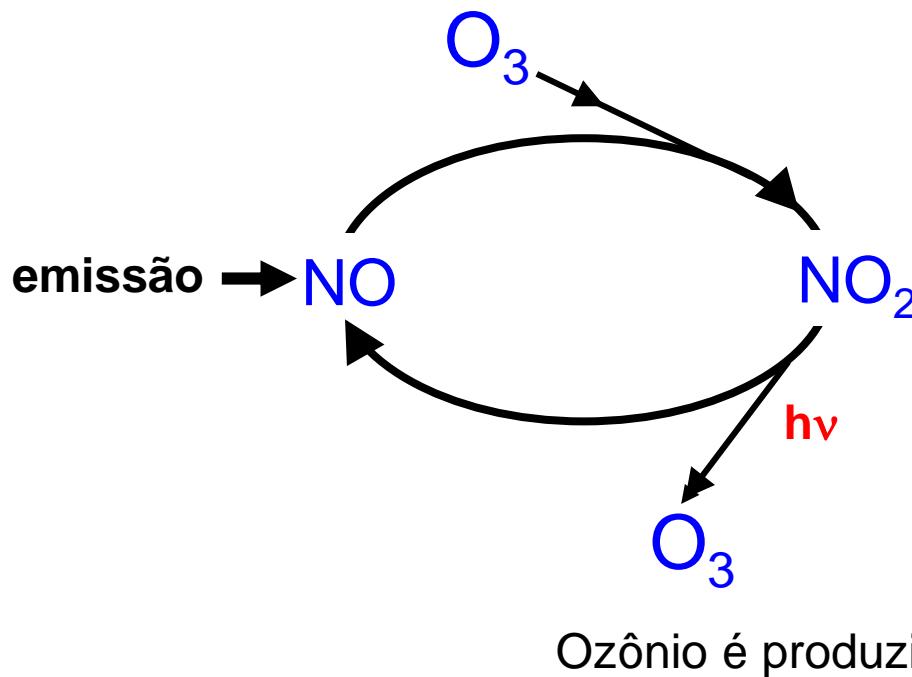
Formação de ozônio troposférico:

NOx (NO + NO₂)



Philip Leighton (1961):

Ozônio é consumido



$$\frac{d[O_3]}{dt} = 0$$

Concentração do ozônio troposférico em condições de
estado foto-estacionário.

$$\frac{d[O_3]}{dt} = 0 = J_{NO_2}[NO_2] - k_4[NO][O_3] \rightarrow J_{NO_2}[NO_2] = k_4[NO][O_3]$$

Relação do estado foto-estacionário

se $\frac{d[O_3]}{dt} = 0$

$$\frac{d[O_3]}{dt} = J_{NO_2}[NO_2] - k_4[NO][O_3]$$

Se total de O_3 não varia com o tempo, significa que a produção é igual ao consumo

$$J_{NO_2}[NO_2] = k_4[NO][O_3]$$



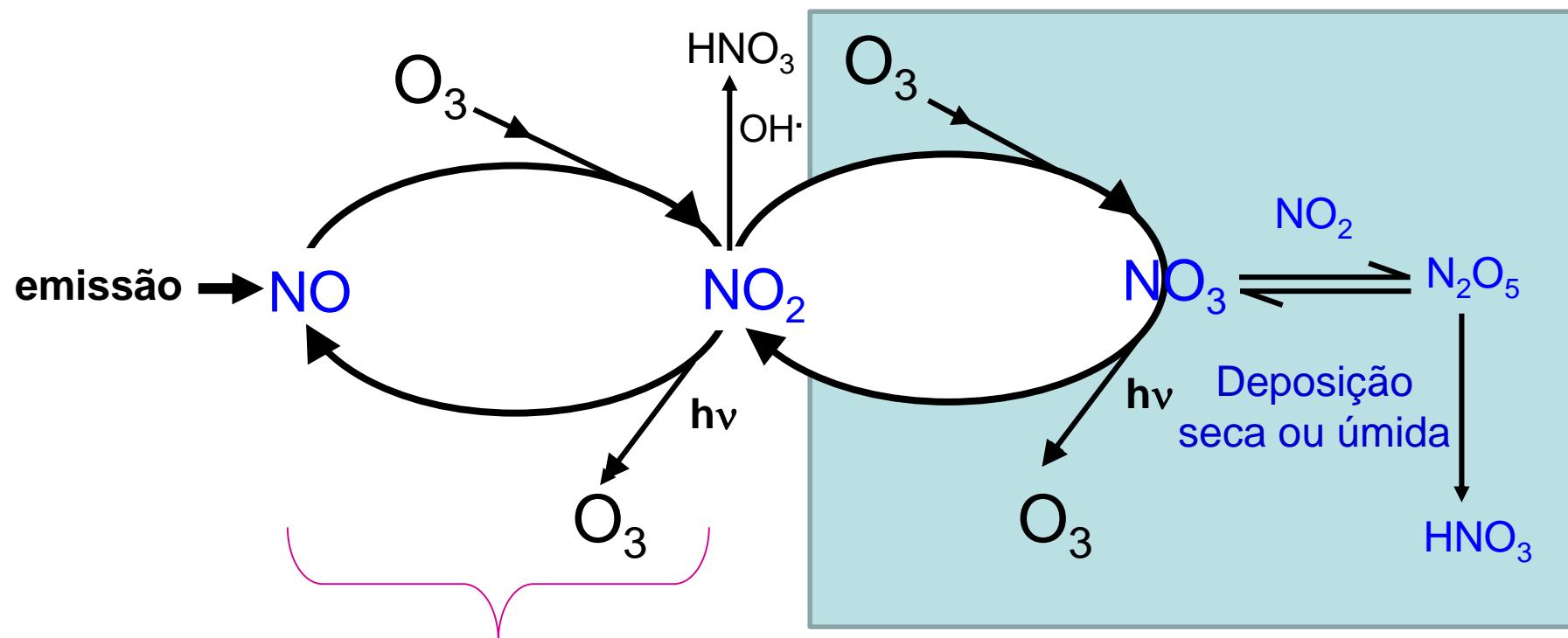
$$\frac{J_{NO_2}[NO_2]}{k_4[NO][O_3]} = 1 = \phi$$

ou

$$\frac{[O_3][NO]}{[NO_2]} \approx \frac{J_{NO_2}}{k_4}$$

Constante do
estado foto-
estacionário

Óxidos de nitrogênio: reações cíclicas na troposfera.



Concentração do ozônio em condições de estado foto-estacionário.

Remoção dos NOx

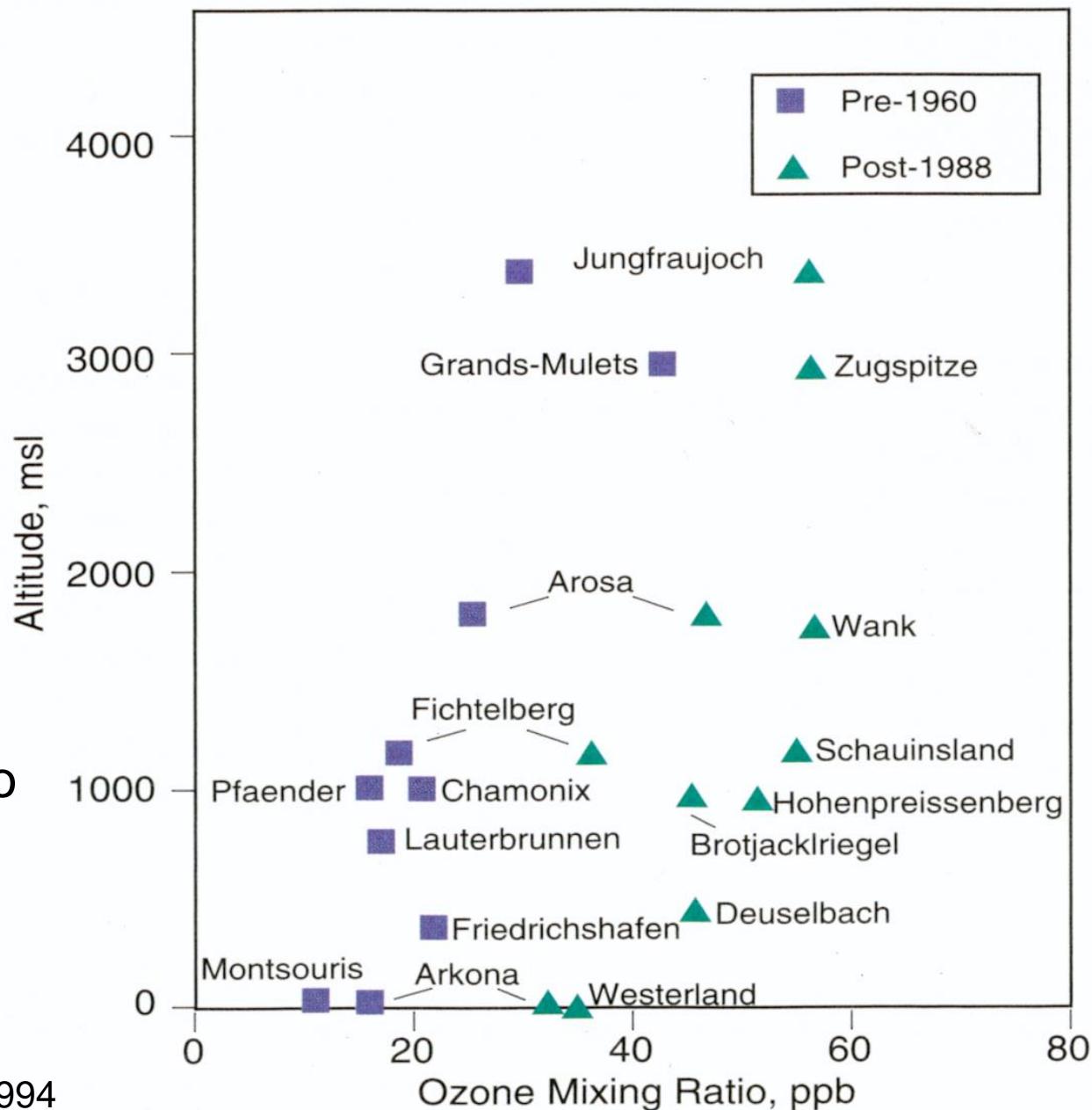
É importante observar que reações cíclicas terminam com a remoção dos reagentes

Histórico de medidas de ozônio na troposfera

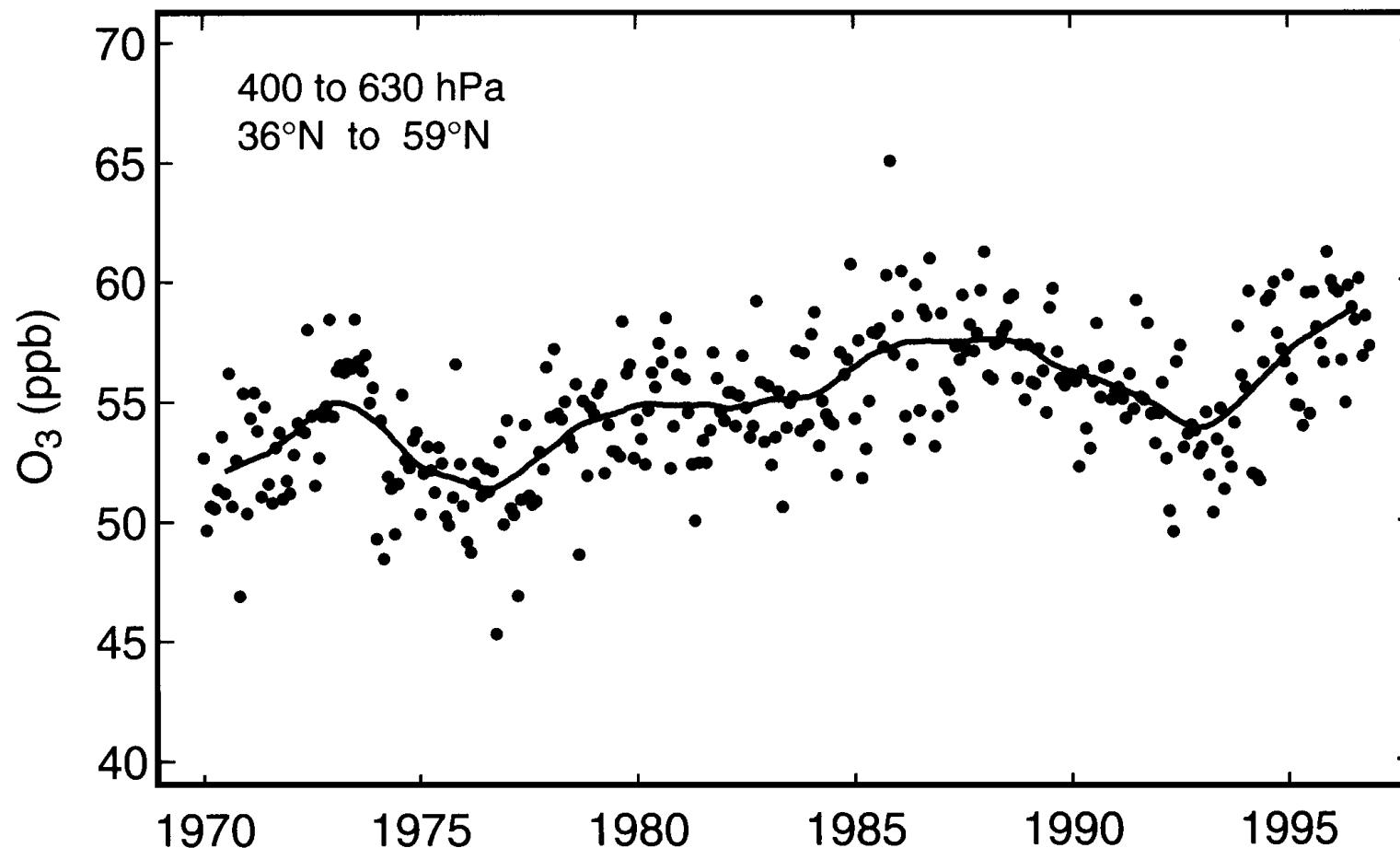
Poucas medidas disponíveis até os anos 1960. Registro mais antigo: Montssouri, 1760.

Poucas medidas ópticas a partir do início do século 20.

A figura mostra que o ozônio tem aumentado através da troposfera (baixa).



Variação do ozônio na troposfera livre (~3000-8000m de altitude) em latitudes médias (36°N – 59°N)

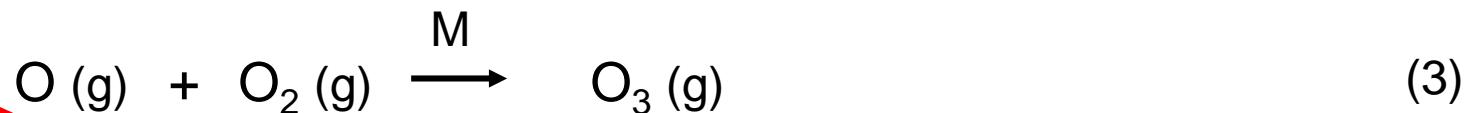
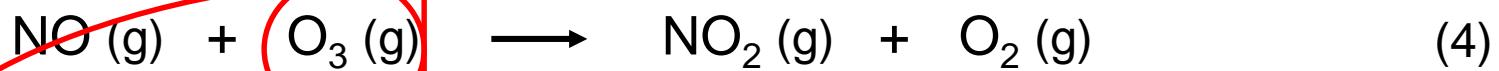


Data from 9 ozone sonde stations, following Logan, 1999, Figure from IPCC, 2001

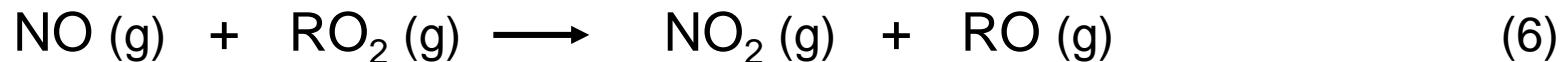
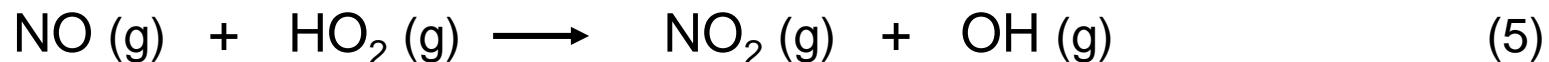
Quebra do estado foto-estacionário: a quantidade de O_3 aumenta ao longo dos horários de ocorrência de reações fotoquímicas:

Importância da presença dos compostos orgânicos voláteis (COVs)

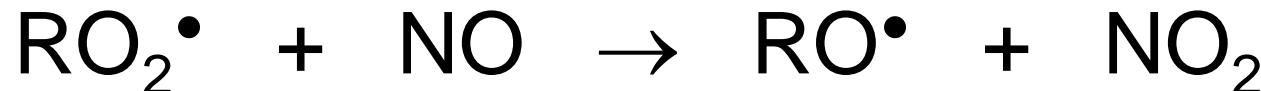
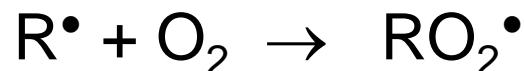
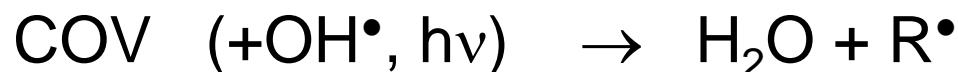
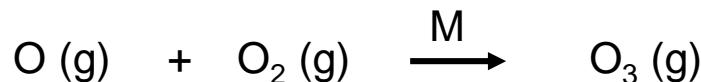
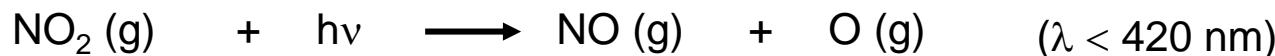
A partir das reações do estado foto-estacionário (produção = consumo), se mais O_3 está sendo formado, portanto se pode inferir que as reações de consumo não ocorrem (ou ocorrem menos) e / ou as reações de produção estão sendo favorecidas.



Essa reação pode acontecer com outros oxidantes do tipo radicais peroxila RO_2 , portanto sem consumo de O_3 .



$$\frac{d[\text{O}_3]}{dt} = J_{\text{NO}_2}[\text{NO}_2] - k_4[\text{NO}][\text{O}_3] + k_5[\text{NO}][\text{HO}_2] + k_6[\text{NO}][\text{RO}_2] + \dots$$

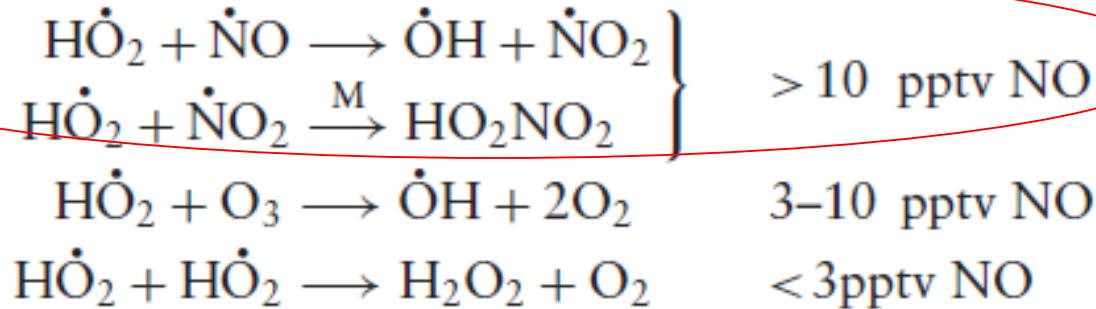


Uma representação para o ciclo completo (reação global) destas reações, considerando oxidação total dos COV's em condições de atmosfera com NOx seria:



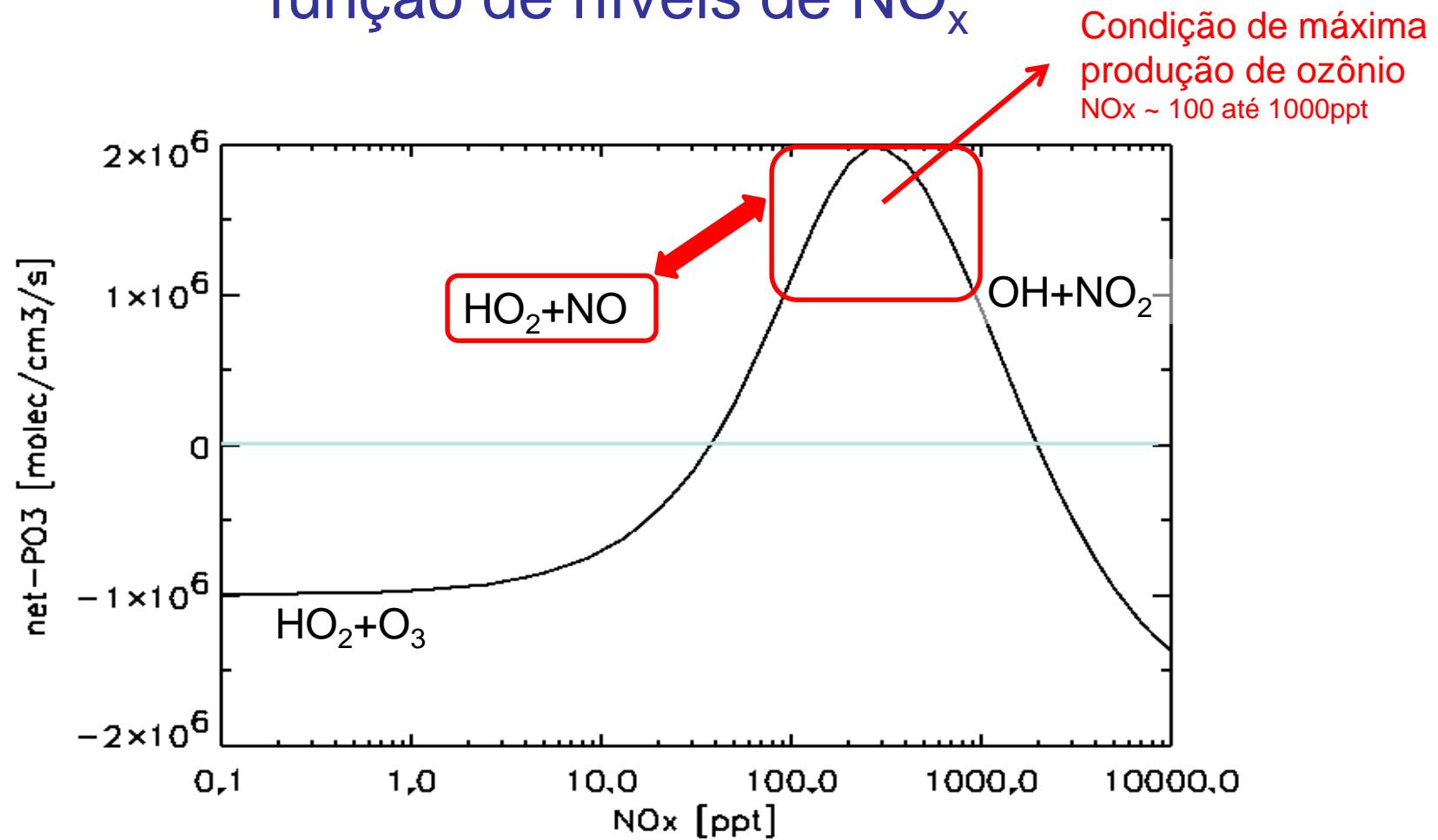
Mais ozônio e radicais são produzidos

Efeito da concentração de NO nas reações de radical hidroperoxila



Favorece formação de ozônio!!

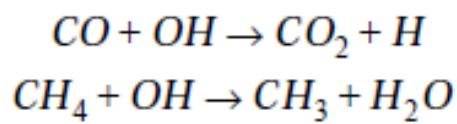
Velocidade de produção de ozônio como função de níveis de NO_x



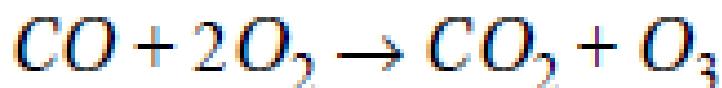
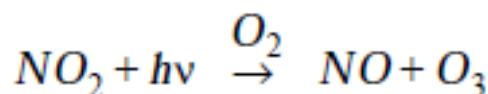
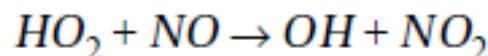
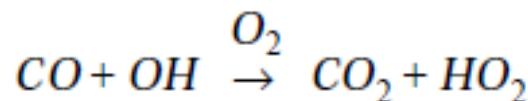
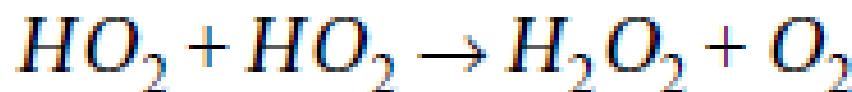
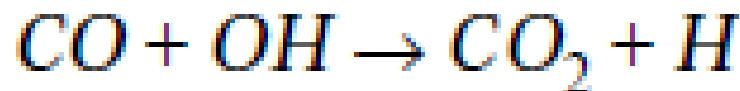
Condições de verão

Guy P. Brasseur

(Max Planck Institute for Meteorology and National Center for Atmospheric Research)



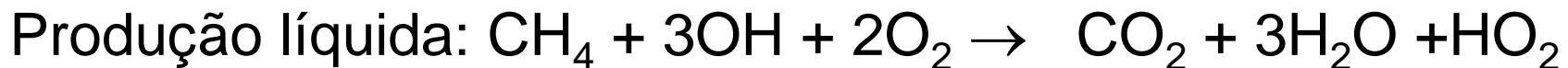
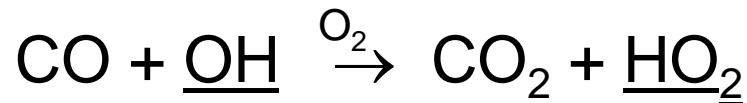
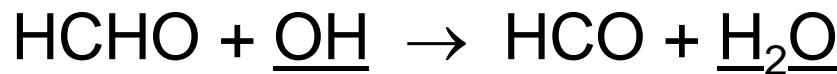
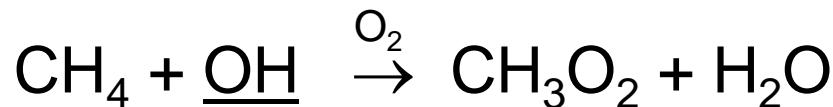
Reações importantes na troposfera livre, pois CO e CH₄ são espécies presentes na atmosfera para reagir com radical OH



Mecanismo de oxidação do **CO (monóxido de carbono)**, produzindo ozônio e catalisada por HO_x

$$(HO_x \equiv H + OH + HO_2)$$

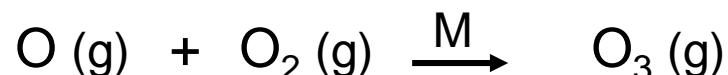
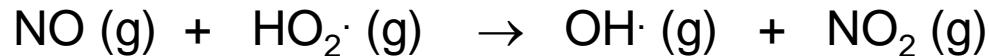
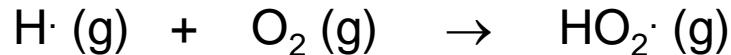
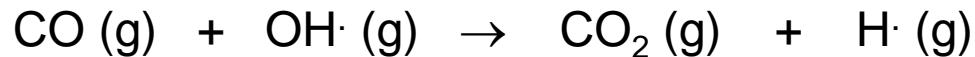
Ciclo de oxidação do metano (ausência de NO_x)



Nenhuma produção de O₃!!!!!!!

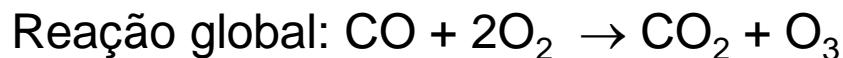
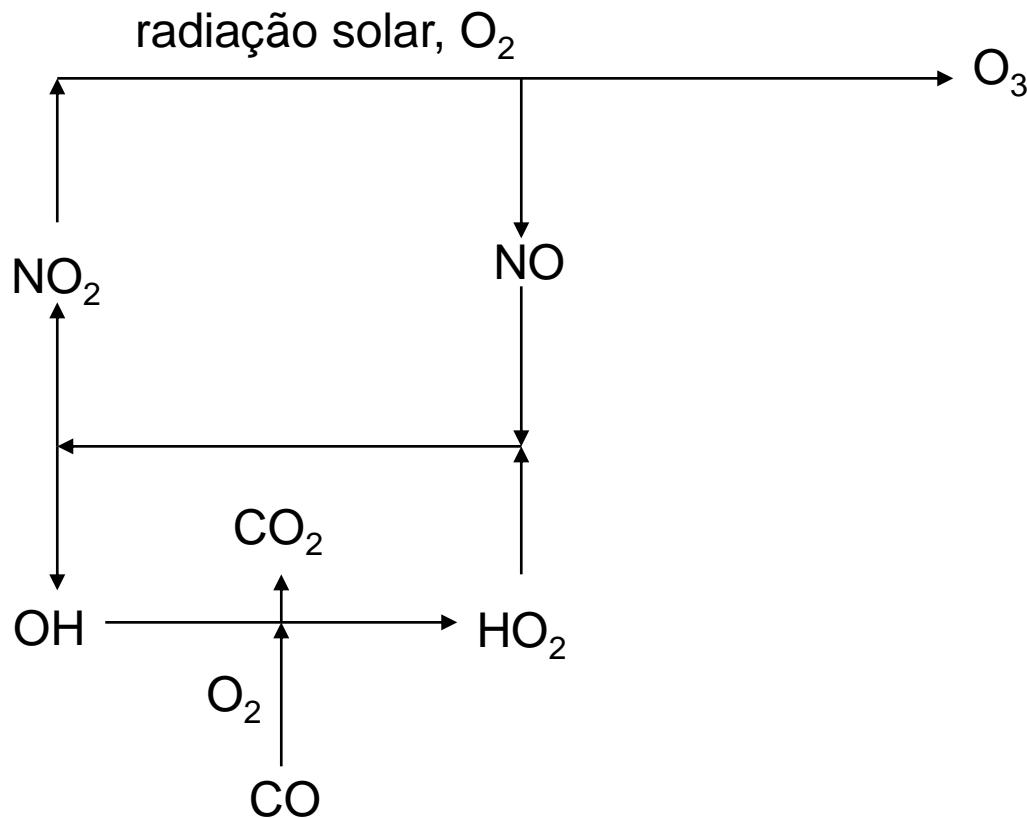
Reação do monóxido de carbono com radical hidroxila

(importante para produzir ozônio na troposfera remota ou livre).



Na troposfera livre a reação entre CO e OH· controla o tempo de vida do CO entre 28 e 110 dias.

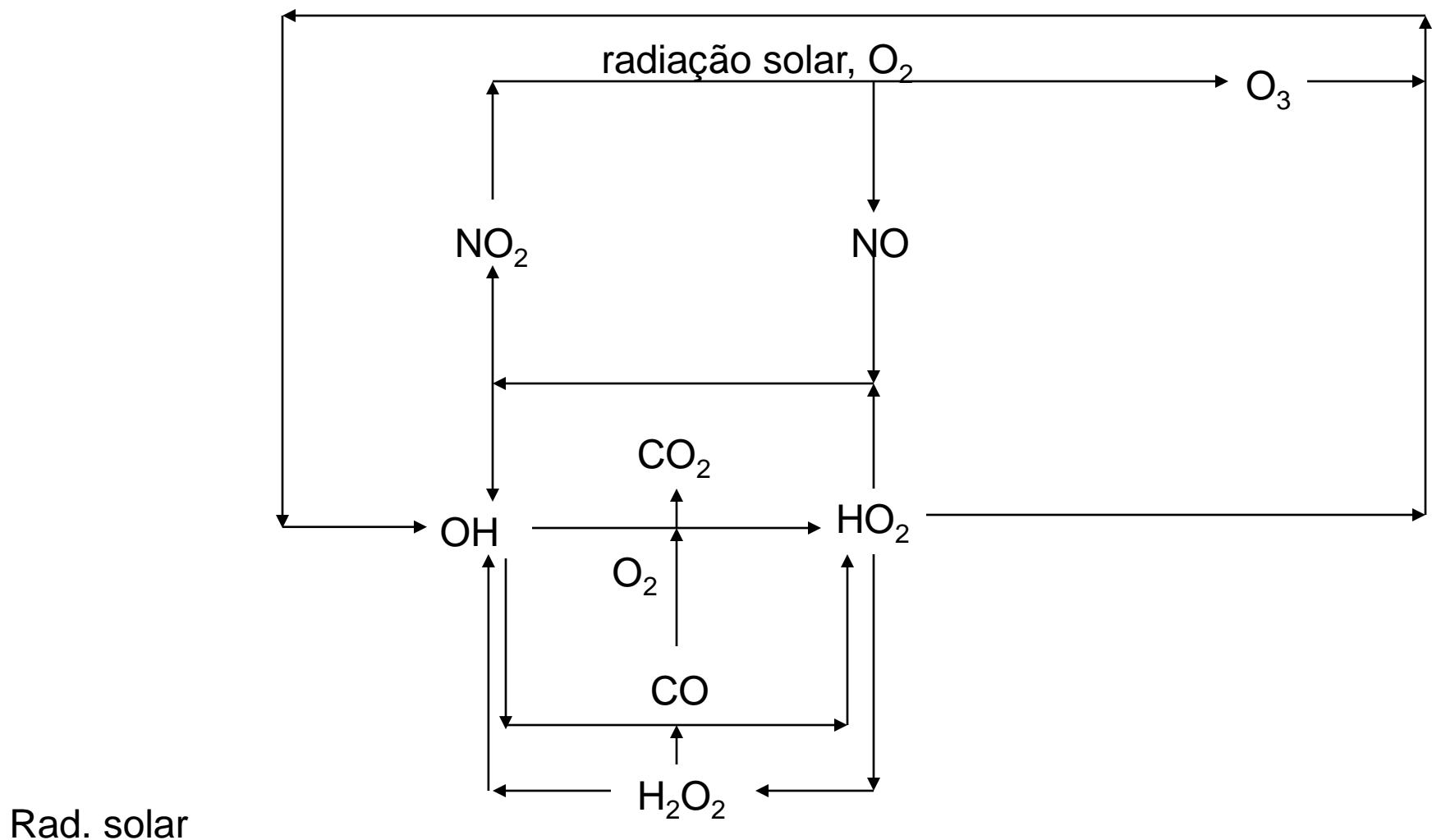
Ciclo de oxidação do CO (monóxido de carbono)



função catalítica do NO_x (NO + NO₂) em reciclar HO₂ para OH

relação entre OH e HO₂ (HO_x)

Ciclo de oxidação do CO (monóxido de carbono)



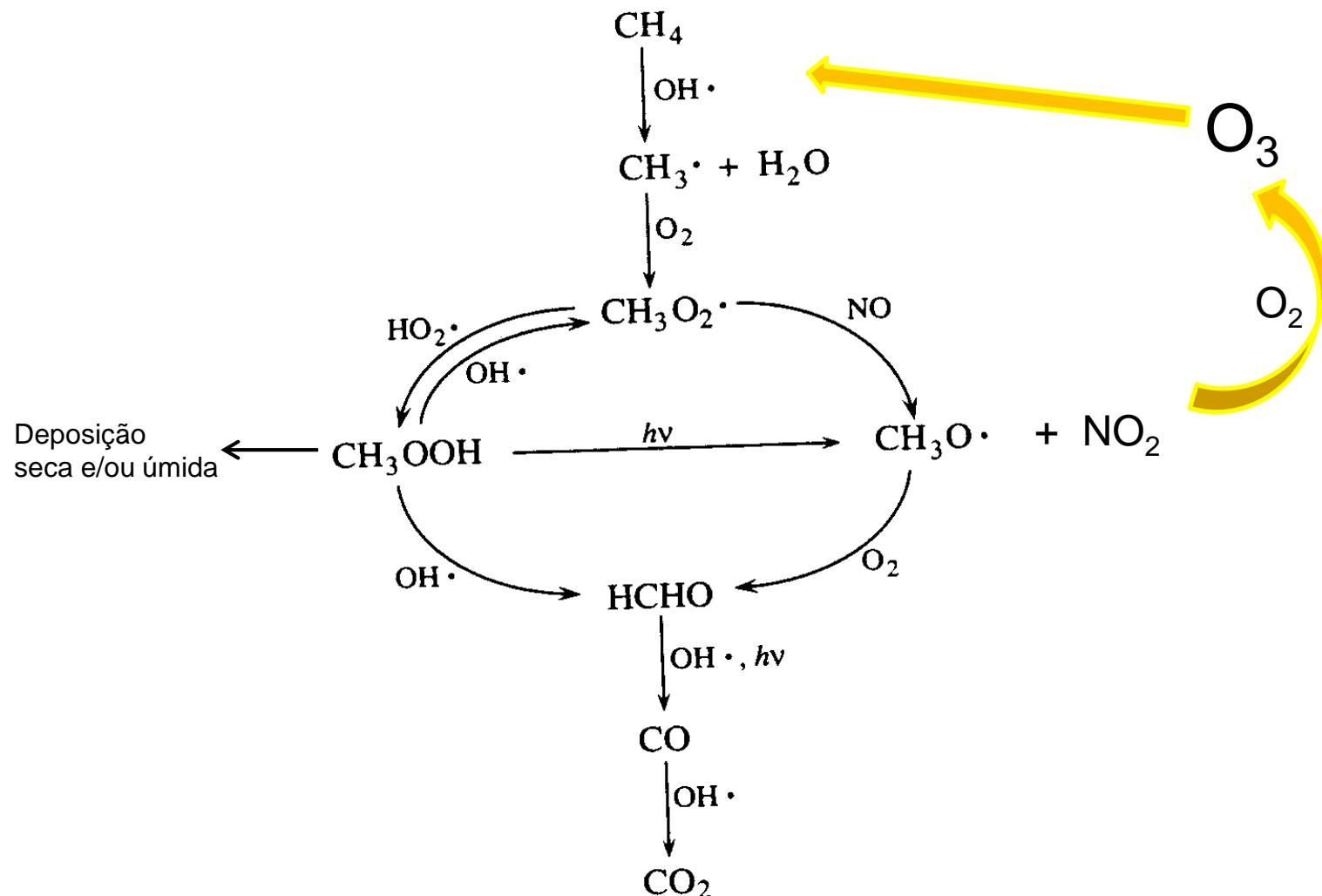
Rad. solar

$\text{HO}_2 + \text{O}_3$ também servem para reciclar HO_2 para OH

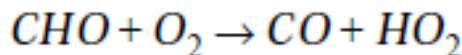
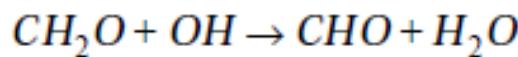
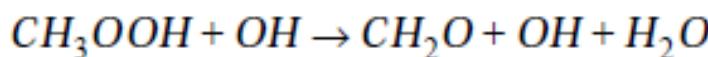
Formação e fotólise de H_2O_2 também serve para reciclar HO_2 para OH

Mas nem todo HO_2 é reciclado: $\text{H}_2\text{O}_2 + \text{OH} \rightarrow \text{HO}_2 + \text{H}_2\text{O}$

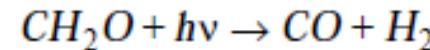
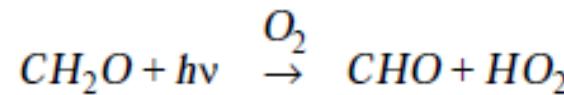
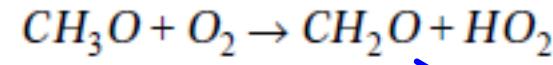
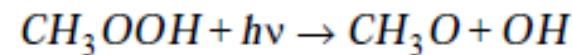
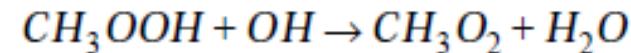
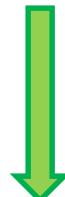
Ciclo de oxidação do metano



Mecanismo de oxidação do CH₄ (metano)



Em condições de
“pouco” NOx

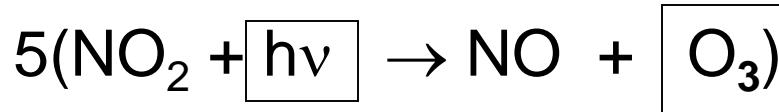
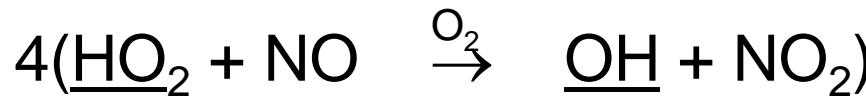
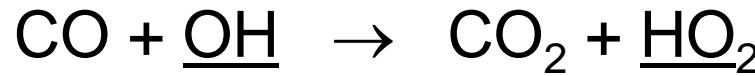
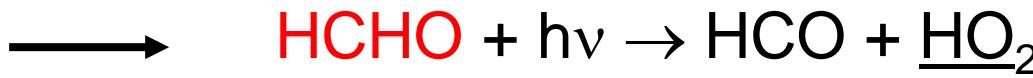
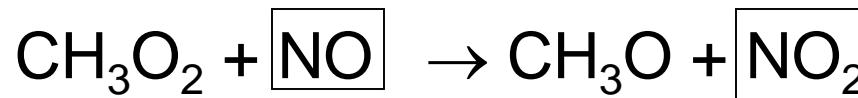


Em condições de
“muito” NOx

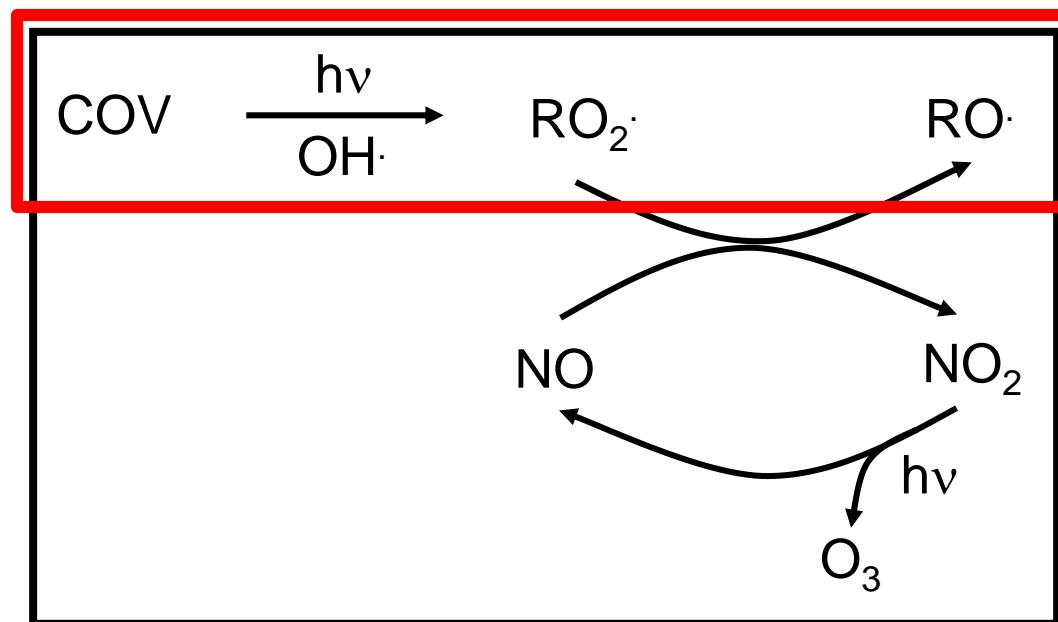
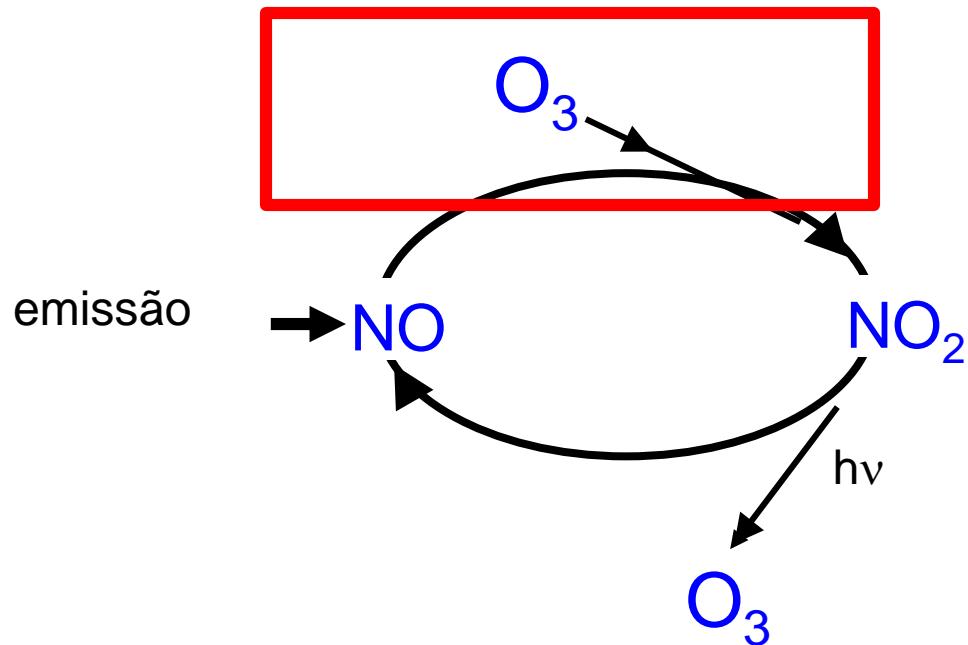
formaldeído



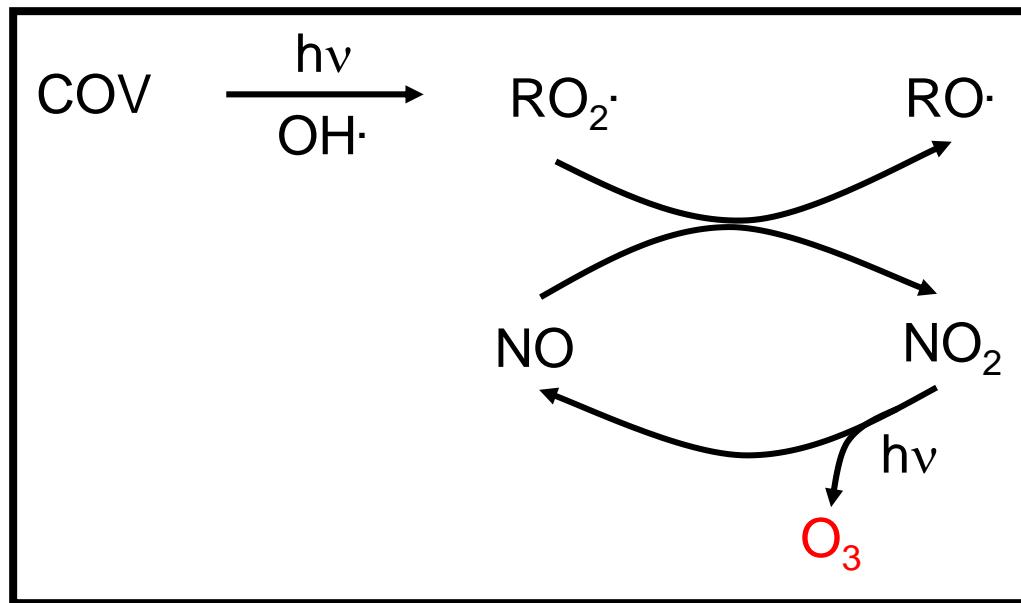
Ciclo de oxidação do metano (alto NO_x)



Produção de O₃ e HO_x



Etapas principais na produção de ozônio troposférico
(R = H ou radical alquila ou acila).

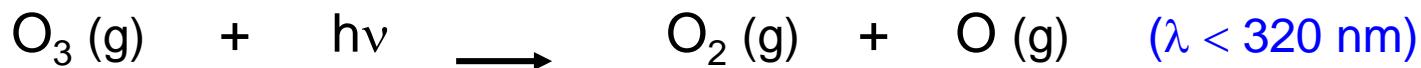
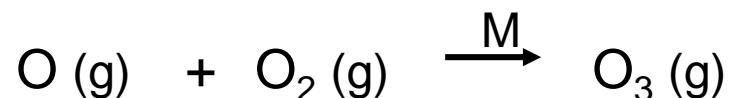
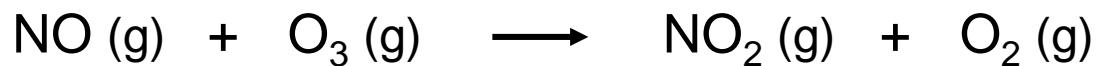


$\text{HO}_2\cdot$ = radical hidroperoxila

$\text{CH}_3\text{O}_2\cdot$ = radical metilperoxila

$\text{HO}\cdot$ = radical hidroxila

$\text{CH}_3\text{O}\cdot$ = radical metoxi



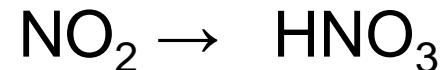
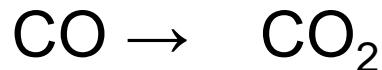
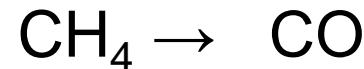
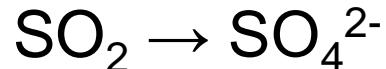
Para quebra do estado foto-estacionário ou seja máxima produção de ozônio:

Reação do NO com outras espécies e não com ozônio!!!!

Qual a importância do ozônio na troposfera?

- Devido abundância de O₂, a atmosfera da Terra é **oxidante**.

Ex.,



- Depois do O₂, o O₃ é o **oxidante** mais abundante.
- Mas a **oxidação direta** de espécies não radicais por reações com O₂ and O₃ são **muito lentas**.
- O **radical OH** é o oxidante mais importante na troposfera (chamado detergente da atmosfera).
- Outros oxidantes atmosféricos incluem NO₃, radicais halogenados (Cl e Br) e H₂O₂ (em fase aquosa)

Oxidação na troposfera

A oxidação de compostos na troposfera é alcançada por meio de uma série de reações em etapas que produzem ozônio e radicais e é dependente de fotólise (radiação solar), da concentração de OH e outros radicais e também de NOx ($\text{NO} + \text{NO}_2$).

O que é oxidação?

Significado original: a oxidação é uma reação onde oxigênio é adicionado a uma substância, redução a reação onde o oxigênio é removido.

Significado ampliado: a oxidação é um processo onde um átomo está perdendo elétrons (mesmo parcialmente), redução é uma reação onde um átomo está ganhando elétrons (mesmo parcialmente).

Uma definição idêntica é que a oxidação é um aumento no número de oxidação.

Cada oxidação é acompanhada por uma redução!



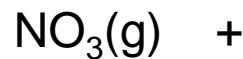
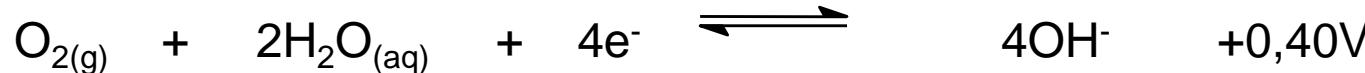
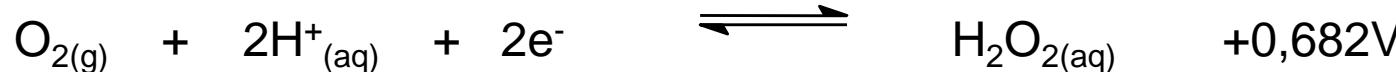
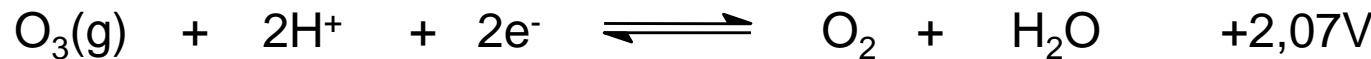
Transferência de elétrons!!!

(Obs.: ver também página 29 do livro Seinfeld & Pandis, 2006 e o material “Compostos atmosféricos”)

Compostos contendo enxofre, nitrogênio ou carbono com diferentes estados (ou números) de oxidação.

Estado de oxidação	Espécies de enxofre	Espécies de nitrogênio	Espécies de carbono
+6	H_2SO_4 , SO_4^{2-}	-	-
+5	-	HNO_3 , NO_3^- , N_2O_5	-
+4	SO_2 , HSO_3^- , SO_3^{2-}	NO_2	CO_2
+3	-	NO_2^-	COOHCOOH (ácido oxálico)
+2	-	NO	HCOOH (ácido fórmico)
+1	-	N_2O	HCOHCO (aldeído glicólico)
0	S , CH_3SOCH_3	N_2	HCHO (formaldeído)
-1	CH_3SSCH_3	-	H_3CCHO (acetaldeído), C_6H_6 (benzeno)
-2	H_2S , COS , CS_2 , CH_3SCH_3	-	H_3COH (metanol), C_6H_{12} (ciclo hexano)
-3	-	NH_3 , NH_4^+ , RNH_2	H_3CCH_3 (etano)
-4	-	-	CH_4 (metano)

Oxidantes atmosféricos



Halogenados Cl e Br

O que é um radical livre?

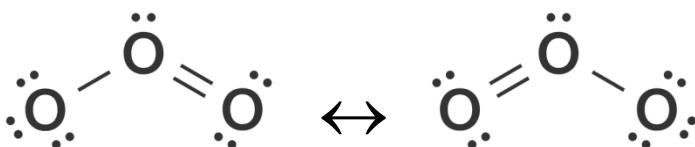
- Os radicais livres têm **um elétron externo desemparelhado**,
- Frequentemente são, identificados por um ponto: NO_2^\bullet ou OH^\bullet ,
- são muito reativos,
- frequentemente são formados por fotólise,
- reação entre um radical e um não radical leva à formação de outro radical,
- a reação entre dois radicais leva a formação de um não radical.

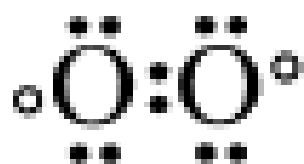
Exemplos:

Dióxido de nitrogênio – NO_2

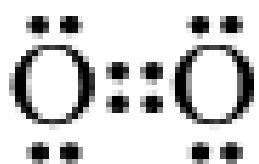


Ozônio – O_3 não é radical!!!

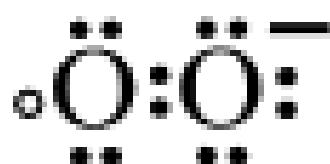




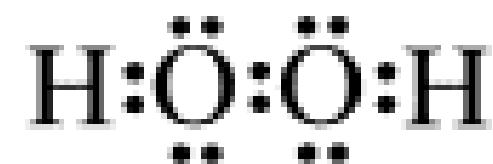
triplet oxygen



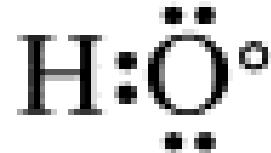
singlet oxygen



superoxide anion radical



hydrogen peroxide

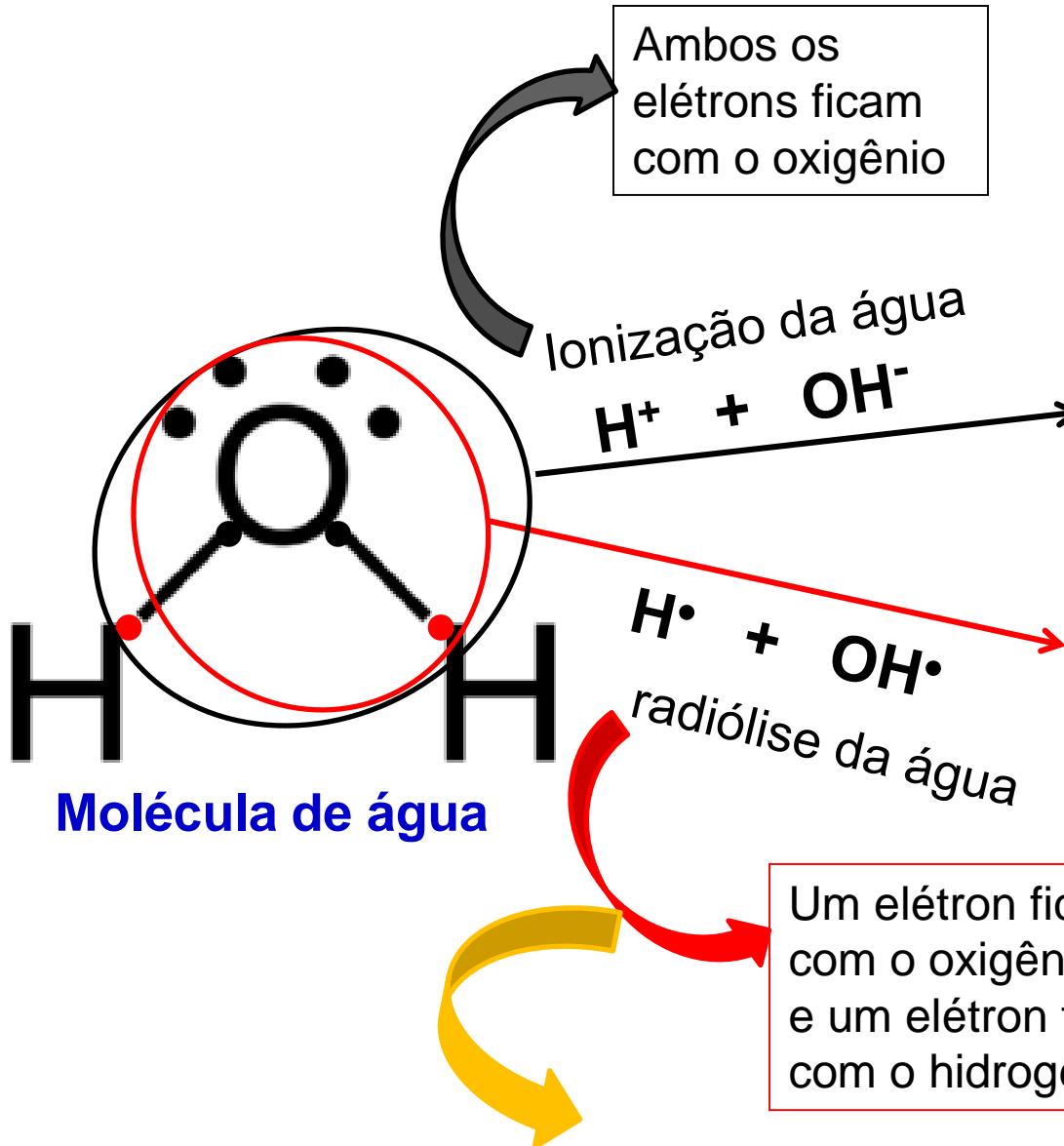


hydroxyl radical

nitric oxide
(nitrogen monoxide)

peroxy nitrite anion

Radical hidroxila produzido pela radiólise da água

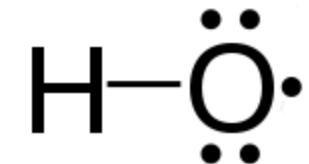


9 prótons e 10 elétrons

$1s^2 \quad 2s^2 \quad 2p^6$



Íon hidroxila

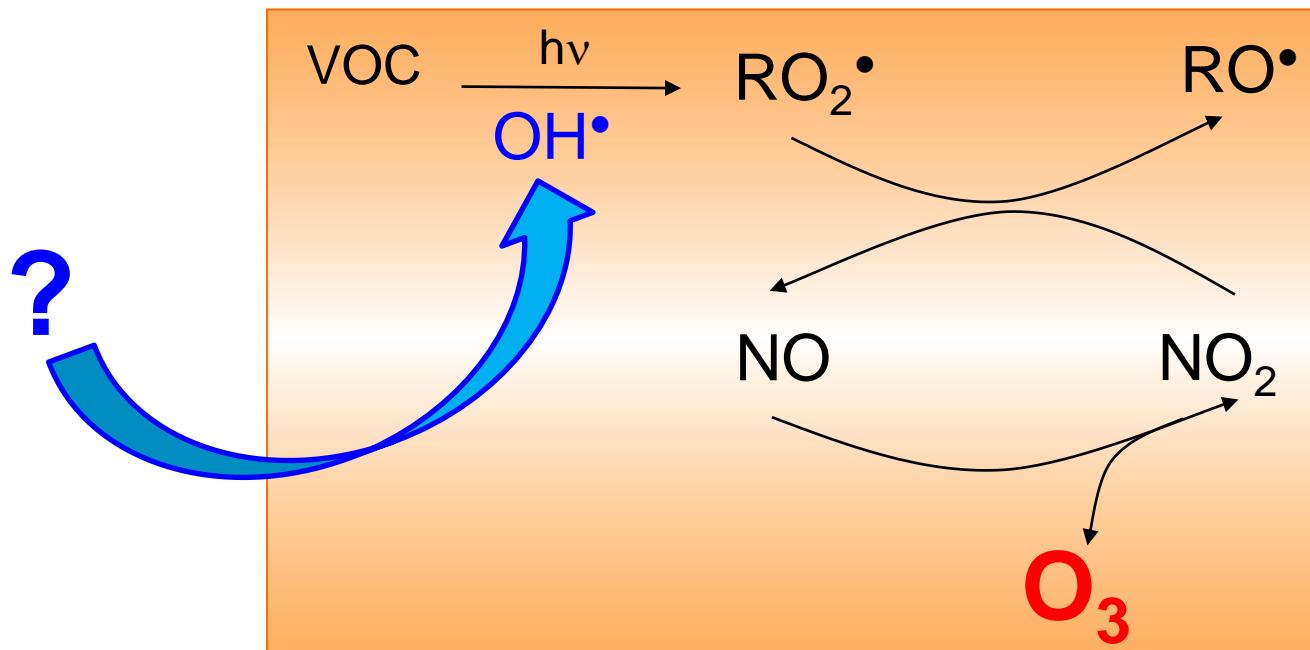


Radical hidroxila

$1s^2 \quad 2s^2 \quad 2p^5$

9 prótons e 9 elétrons

Precisa muita energia para ocorrer radiólise, por exemplo, **reação de água com O¹D**

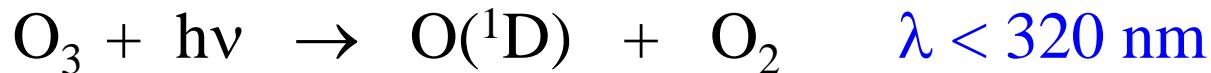
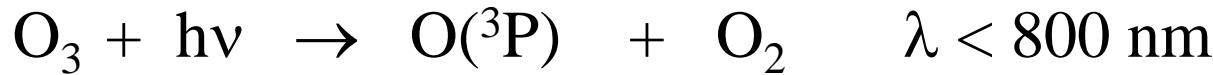


Reações entre compostos orgânicos voláteis (COVs) e NOx (NO + NO₂) na presença de radiação solar, produzindo ozônio.

O radical hidroxila na troposfera

- ✓ OH[•] é o radical mais importante na troposfera,
- ✓ a maioria dos processos de decomposição na troposfera começa com ataque OH[•],
- ✓ a vida útil do OH[•] é de cerca de 1 s,
- ✓ as concentrações são muito pequenas (10^6 moléculas / cm³),
- ✓ as concentrações variam muito, dependendo da fotólise e das concentrações de ozônio e outros radicais.

Fotólise do ozônio



A formação do oxigênio atômico, $\text{O}({}^1\text{D})$, é importante para a formação do radical hidroxila ($\text{OH}\cdot$), que é o agente limpante da atmosfera:

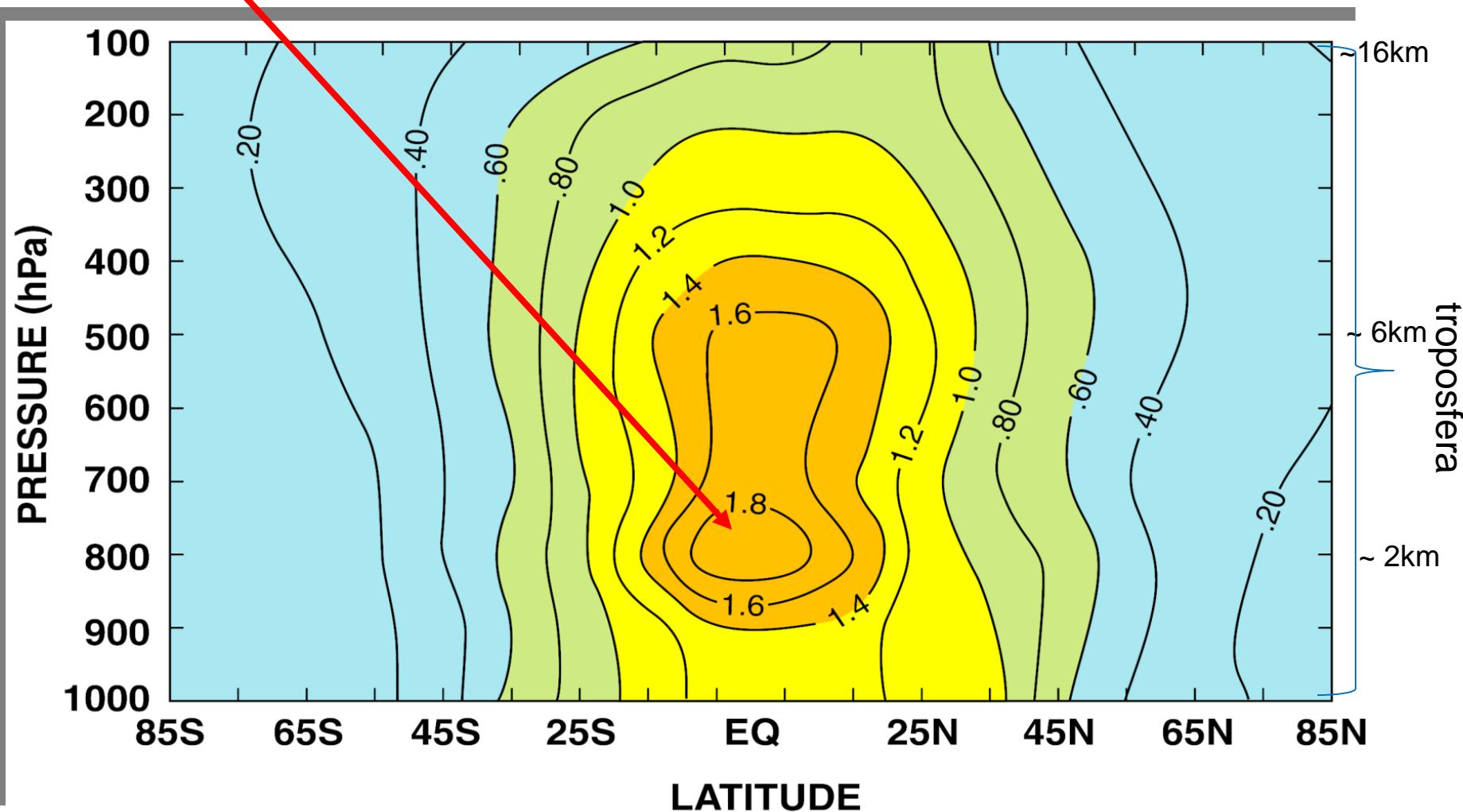


Somente uma fração dos radicais $\text{O}({}^1\text{D})$ reagem com vapor de água, pois em mais de 90% das vezes ocorre:



Distribuição de radicais OH (ppt) na atmosfera:

Este é o lugar onde ocorre a maior auto-limpeza da atmosfera



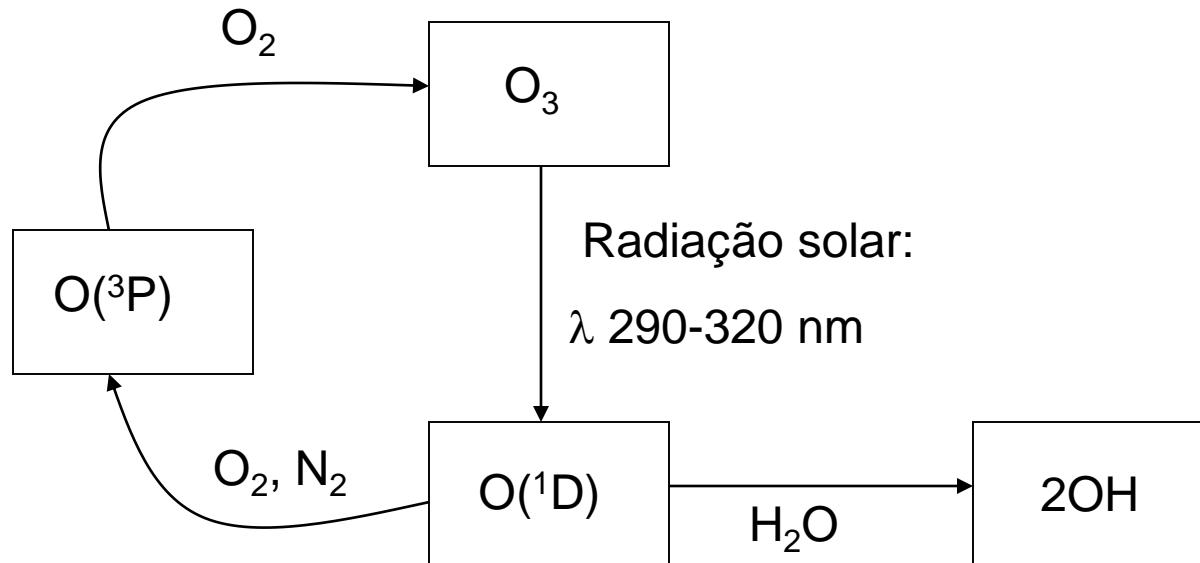
Observe que este é um resultado de saída de modelo e não foi ainda experimentalmente validado

Guy P. Brasseur

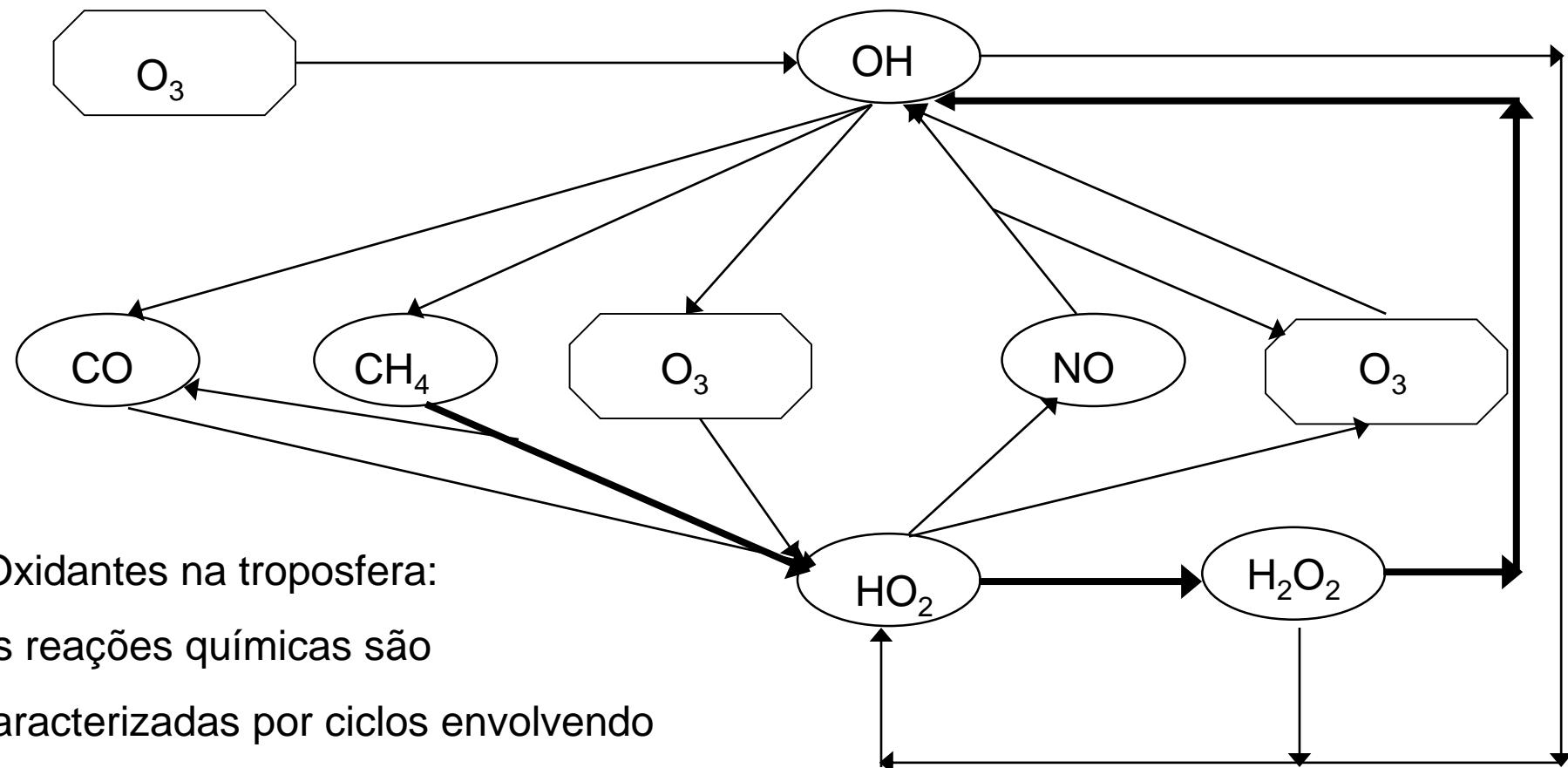
(Max Planck Institute for Meteorology and National Center for Atmospheric Research)

Principal fonte de OH troposférico:

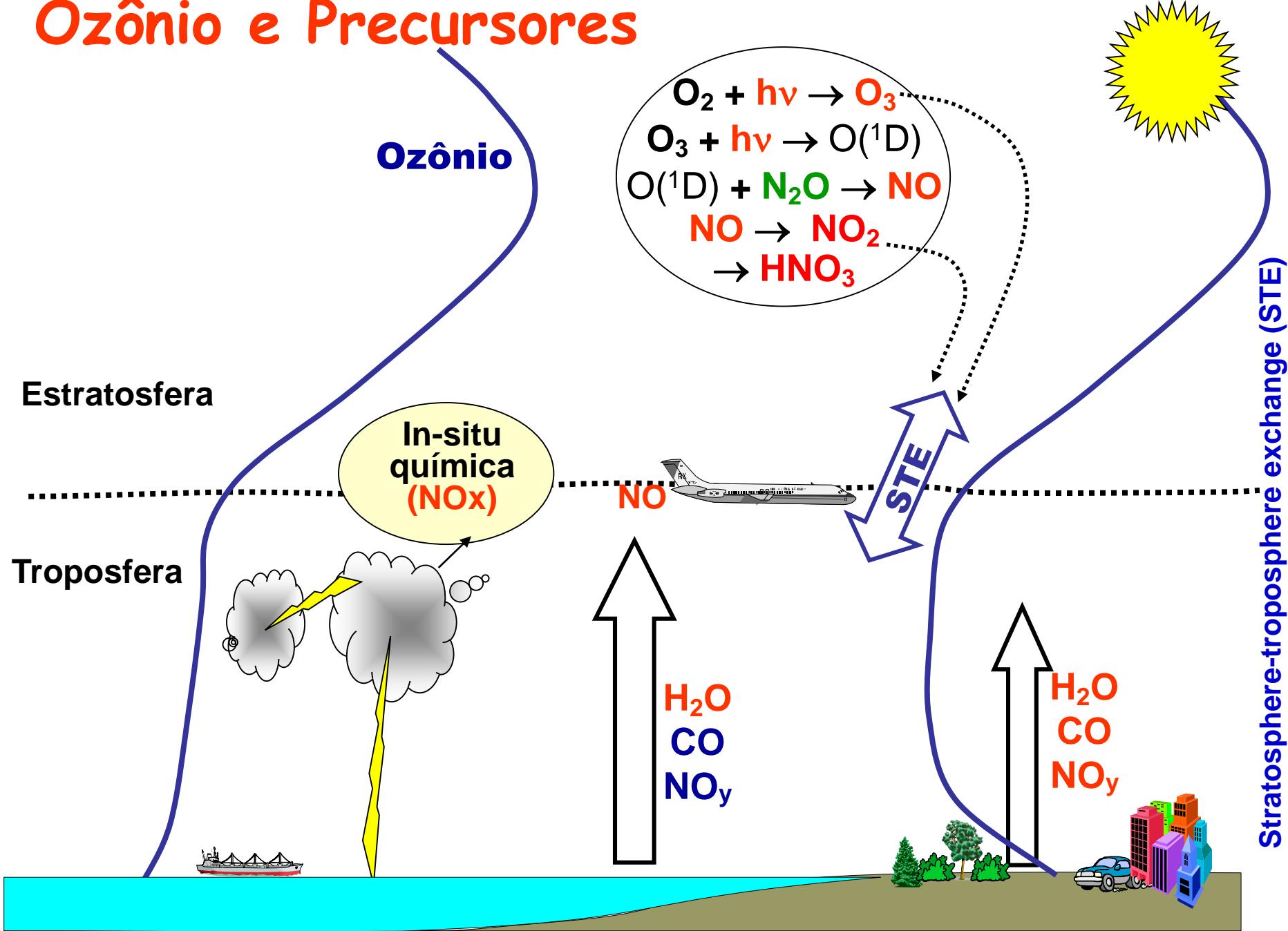
fotólises de O_3 , seguido da reação de atomos $O(^1D)$ com vapor de água



Descrição geral da química oxidante na troposfera



Ozônio e Precursors



Produção e consumo fotoquímico

- **Produção:** $\text{NO} + \text{HO}_2 \rightarrow \text{NO}_2 + \text{OH}$

seguido por $\text{NO}_2 + \text{luz} \rightarrow \text{NO} + \text{O}$



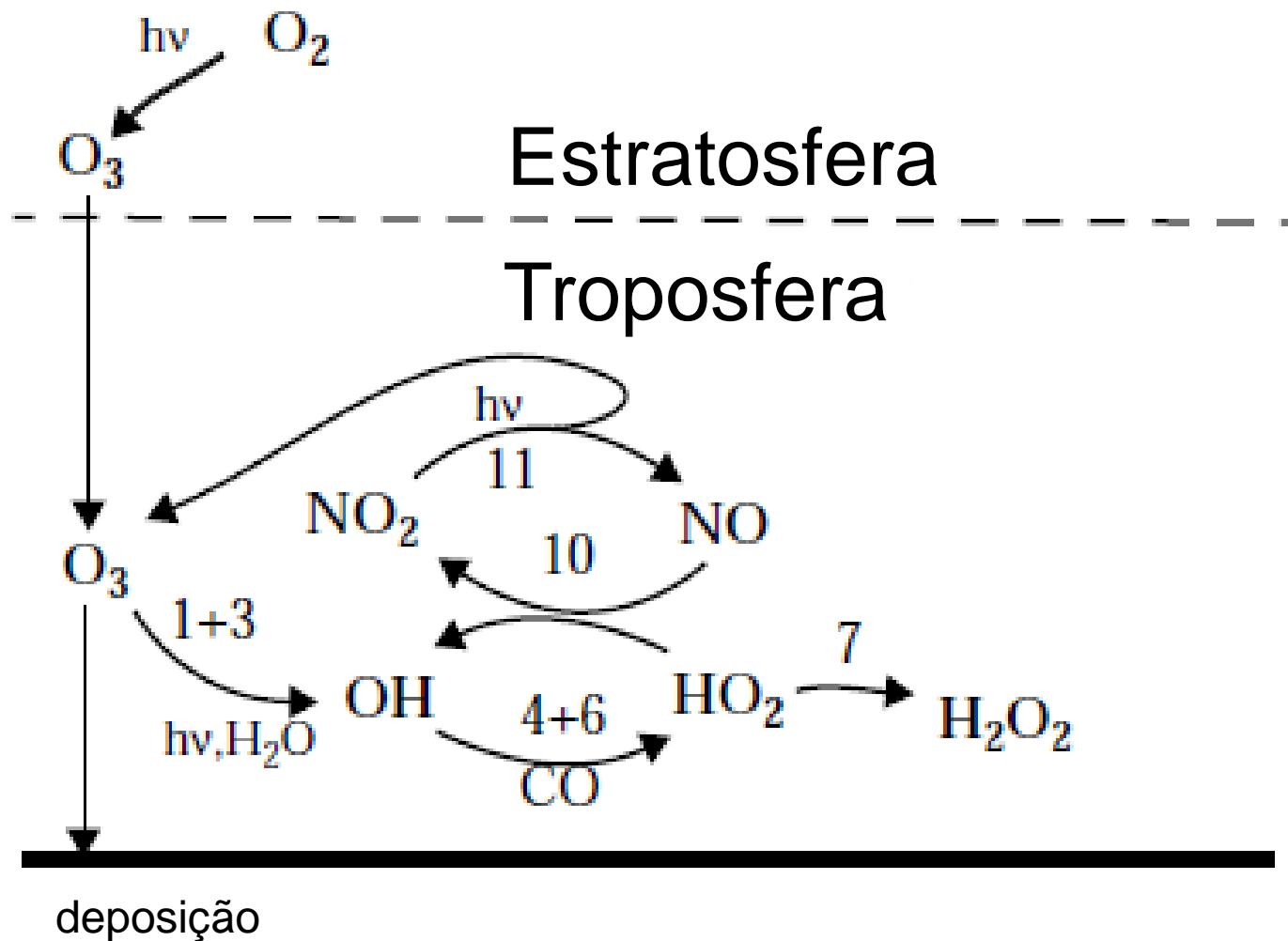
→ HO_2 é produzido por oxidação de CO, CH_4 , NMHC

- **Consumo:**

1. $\text{O}_3 + \text{OH} \rightarrow \text{HO}_2 + \text{O}_2$
2. $\text{O}_3 + \text{HO}_2 \rightarrow \text{OH} + 2\text{O}_2$
3. $\text{O}_3 + \text{UV} \rightarrow \text{O}(\text{¹D}) + \text{O}_2$

seguido por





Mecanismo para reações químicas dos compostos
 $O_3 - HO_x - NO_x - CO$ na troposfera

Níveis de ozônio são expressos tipicamente em parte por bilhão por volume (**ppbv ou ppb**), que representam a fração de moléculas de ozônio no total de moléculas de ar. Níveis típicos de ozônio (razões de mistura):

background natural (pré-industrial):

10-20 ppb

Regiões remotas no Hemisfério Norte:

20-40 ppb (variando por estação e latitude)

Áreas rurais durante eventos de poluição

80-100 ppb

Pico de O₃ em áreas urbanas durante eventos de poluição

120-200 ppb

Máximo urbano de O₃ (Los Angeles, Mexico City)

490 ppb

Camada de ozônio estratosférico

15000 ppb

USEPA padrão para a saúde de ozônio
(proposta de revisão):

125 ppb, 1-hora exposição

CONAMA (Brasil

85 ppb, 8 horas de exposição

80 ppb, médias 8 horas de exposição

Bibliografia:

https://personal.ems.psu.edu/~brune/m532/m532_ch4_troposphere.htm

C. Baird. “Química Ambiental”, 2a.ed., Bookman, Porto Alegre, 2002.

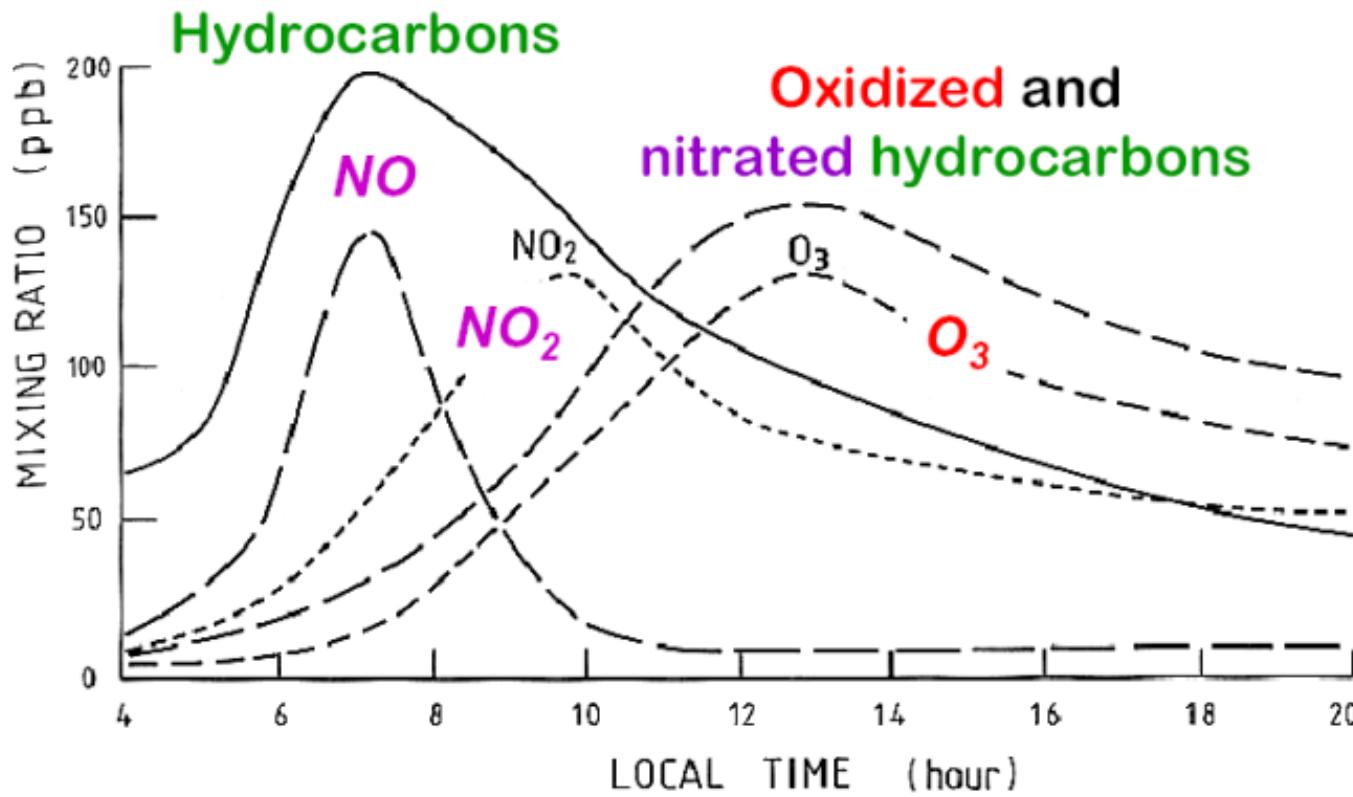
D.J. Jacob, “Introduction to Atmospheric Chemistry”, Princeton University Press, Princeton, 1999.

Wallace & Hobbs, cap 5.

Brasseur, G.P., Orlando, J.J., Tyndall, G.S., Atmospheric Chemistry and Global Change, Oxford University Press, New York, 1999.

J.H. Seinfeld e S. N. Pandis, "Atmospheric Chemistry and Physics: from air pollution to climate change", John Wiley & Sons, New York, 1998.

Para um dia típico de smog de ozônio (evento de poluição do ar em centros urbanos), a variação diurna de poluentes seguem um certo padrão:



- picos de NO e hidrocarbonetos pela manhã
- formação de NO₂ às custas de NO
- formação de aldeídos às custas de hidrocarbonetos
- formação de ozônio
- redução das concentrações à noite

Aplicação importante das reações químicas envolvendo ozônio troposférico são os modelos de qualidade do ar:

Master Chemical Mechanism - MCM

<http://mcm.leeds.ac.uk/MCM/project.htm>

Jenkin et al., 1997, 2003; Saunders et al., 2003; Bloss et al., 2005

