# INVESTIGAÇÕES SOBRE UM SISTEMA DE COLETA DE VAPOR DÁGUA DO AR, PARA ANÁLISE DA VARIAÇÃO ISOTÓPICA NATURAL

LUIZ LONARDONI FOLONI ENGENHEIRO-AGRÔNOMO

Auxiliar de Ensino do Departamento de Física da Faculdade de Ciências Médicas e Biológicas de Botucatu - S.P.

Orientador: DR. NILSON AUGUSTO VILLA NOVA

Dissertação apresentada à Escola Superior de Agricultura "Luiz de Queiroz" da Universidade de São Paulo, para obtenção do título de Mestre.

PIRACICABA Estado de São Paulo - Brasil - 1975 -

DEDICO à:

Memõria de meu pai, Yole, minha mãe, Gisela, minha esposa.

#### AGRADECIMENTOS

- À todos àqueles que de uma forma ou de outra permitiram a execução deste trabalho; e em especial:
- Ao Dr. Nilson Augusto Villa Nova, pela orientação, dedicação e amizade demonstrada na execução deste trabalho.
- Ao Dr. Eneas Salati, pela possibilidade de utilização dos laboratórios de alto vácuo e espectrometria, pelas sugestões, apoio e confiança depositada no decorrer deste trabalho.
- Ao Físico Eichii Matsui, pelas valiosas sugestões no desenvolvimento do equipamento e no manuscrito.
- Ao Dr. Antonio Tubelis, pelas orientações no início da carreira científica e facilidade apresentadas que permitiram à conclusão deste trabalho.
- Aos Drs. Klaus Reichardt e Epaminondas S.B. Ferraz, pelas facilidades, ajuda e amizade no decorrer do curso.
- Ao Prof. Dr. Admar Cervellini, diretor do CENA, pelas facilidades concedidas.
- Aos Nrs. Fernando José Lino do Nascimento e Paulo Rodolfo Leopoldo, pelo incentivo e sugestões apresentadas.
- Aos funcionários do Laboratório de Ciências Ambientais do CENA, Antonio José Zambetta, Willians Thadeu Carnevalli, Roberto Braidotti, Eli Mari Coaresma, Elisabete Salmeron, Dinival Martins, Maria Antonia Zambetta, Dirley Ducatti, Solange Amélia Zago, pelo auxílio no preparo e análise das amostras, bem como outros préstimos.
- Aos funcionários do Setor de Imprensa, Antonio Carlos Mar coni, Benedito Herculano Davanzo, Cleusval Bissi e Luiz Cezar Zambello,pelos serviços de datilografia e impressão.

- Aos funcionários do Departamento de Física da FCMBB, Joél Campos dos Santos, Antonio Mariano da Silva e Antonio Aparecido Martins, pela colaboração na confecção deste trabalho.
- A Fundação de Amaparo à Pesquisa do Estado de São Paulo e Comissão Nacional de Energia Nuclear, pelas Bolsas concedidas.

Os meus mais sinceros agradecimentos, pois sem os quais jamais poderia ter concluído este trabalho.

## ÍNDICE

# pāgina

1.	INTRO	D <b>UÇÃO</b>		01
2.	REVIS	SÃO BIB	LIOGRÁFICA	03
з.	TEOR	EA		15
	3.1.	Conceit	tos	16
		3.1.1.	Isótopos estáveis do H e O usados como tra-	
			cadores naturais	16
		3.1.2.	Valor "a"	16
		3.1.3.	Valor R	17
		3.1.4.	Valor of the second sec	18
		3.1.5.	Valor &	18
		012101		
	3.2.	Conside	erações sobre o fator de fracionamento isoto-	
		pico		20
	3.3.	Conside	erações sobre o fracionamento isotópico	23
		<b>2</b> 2 1	Enacionamento da água dovido a ovanonação i-	
		3.3.1.		24
		<b>.</b>		27
		3.3.2.		27
		3.3.3.	Pracionamento em processos não isotermicos.	29
		3.3.4.	Relações entre os valores de R na fase con-	20
			densada e na fase vapor de uma amostra	30
		3.3.5.	Algumas propriedades do Tamiz utilizado 🦂 🔒	31
4.	MATE	RIAIS E	MÉTODOS	35
			•	
	4.1.	Materia	<b>315 .</b>	35
		4.1.1.	Balão de amostragem de referência do vapor	
			dágua do ar	35
		4.1.2.	Braco de ligação do balão de amostragem 🔒 .	36
		4.1.3.	Sistema coletor de vapor dágua do ar com Ta-	
		10 2000	miz Molecular tipo 44	37
		<b>/ 1</b> /		20
		+°T° <b>+</b> •		20
		4.1.3.		29
		4.1.D.	Sistema de decomposição da agua e analise do	
				39
		4.1.7.	Sistema de preparo e analise do oxigenio	42
		4.1.8.	Sistema de aquecimento	42

# pāgina

		<pre>4.1.9. Suporte do sistema</pre>	42 44 44 44 45 45	
	4.2.	Métodos	47	
		4.2.1. Cálculo da umidade absoluta (U.A.)	47	
		4.2.2. De amostragem padrão	48	
		4.2.3. De limpeza do sistema coletor de vapor	48	
		4.2.4. De amostragem com coletor de vapor com Ta-	4.0	
		MIZ MOIECUIAr	40	
		4.2.5. De obtenção de agua do ar do Dalao 4.2.6. De obtenção dágua do ar do sistema coletor	49	
		de vapor com Tamiz Molecular	50	
		4.2.7. Teste de eficiencia do Tamiz Molecular(sis		
		tema coletor de vapor dagua do ar)	53	
		4.2.8. Do preparo da agua obtida para a analise		
		da relaçao D/H	54	
		4.2.9. Preparo da agua obtida para a analise da		
		relaçao "O/"O	54	
		4.2.10.Analise dos teores de deuterio e oxigenio- -18	55	
~	0501	TADOD 0011000	<b>6 7</b>	
5.	RESUL		57	
	5.1.	Relativos a amostragem do vapor dágua do ar ${\scriptstyle \circ}$	57	
		5.1.1. CaracterÍsticas dos períodos de amostragem	57	
		5.1.2. Valores de $\delta_{n0}/00$ das amostras obtidas	63	
		5.1.3. Valores de δ <sup>10</sup> 0 <sup>7</sup> /oo nas amostras obtidas	63	
	5.2.	Relativos ao padrão água	64	
		5.2.1. Valores de δ <sup>0</sup> /oo obtidos	64	
		5.2.2. Valores de $0 \delta^{16} O^0 / oo$ obtidos (Tabela X).	66	
6.	DTSCUSSÃO DOS RESULTADOS			
	6.1	Relativos a amostragem do vapor dágua do ar	68	
	0.11		00	
		6.1.1. Quanto a utilização dos metodos de balão		
		e com refrigerante, como referencial	68	
		$6.1.2.$ Wuanto aos valores obtidos de $\delta$ /oo	69	
		6.1.3. Quanto aos valores obtidos de σδ*°07/00.	72	

.vii.

# pāgina

6.2. Relativos a um padrão água	. 73
6.2.1. Quanto aos valores obtidos de $\delta_{0}^{0}/00$ .	. 73
6.2.2. Quanto aos valores obtidos de δ'°Οζοο	. 73
7. CONCLUSÕES	. 74
B. RESUMO	. 76
9. SAMMARY	. 77
10. BIBLIOGRAFIA	. 78

.viii.

# INDICE

<u>Tabela</u>		Página
I	Prop <b>ri</b> edades do Tamiz Molecular 4A (por 100 g de Tamiz Molecular) apresentada por <i>OSTLUND (1967)</i> .	34
II	Condições atmosféricas reinantes, no Posto Agro- meteorológico (ESALQ - Piracicaba) para os dias de amostragens de vapor	58
III	Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta do ar, tempo de amostragem, fluxo e ba- lão de amostra coletada para os experimentos l a 4	59
IV	Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta do ar, tempo de amostragem, fluxo e ba- lão de amostra coletada para os experimentos 7 a ll	60
V	Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta do ar, tempo de amostragem, fluxo e ba~ lão de amostra coletada para os experimentos 12 a 15	61
VI	Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta do ar, tempo de amostragem, fluxo e ba- lão de amostra coletada para os experimentos 16 a 19	62
VII	Resultados dos valores δ <sup>0</sup> /oo obtidos para os três sistemas utilizados	65
VIII	Valores de δ <sup>10</sup> 0 <sup>0</sup> /oo obtidos na análise da água coletada através dos sistemas coletor dágua do ar com Tamiz Molecular e com refrigerante	66
IX	Resultados comparativos dos valores δ <sup>O</sup> /oo obti- dos com o padrão e sistemas com Tamiz <sup>D</sup> Molecular e com refrigerante para uma água padrão	67
x	Resultados comparativos dos valores de δ <sup>18 O</sup> /oo obtidos com o padrão e sistemas com Tamiz Mole- cular e com refrigerante para uma água padrão	67

.

### LISTA DE FIGURAS

.

Figura		<u>página</u>
1	Esquema do aparelho amostrador de vapor de <i>GOLDSMITH e PARHAM (1960).</i> (a) esquema do sistema e (b)detalhe da válvula giratória .	07
2	Esquema do sistema utilizado para a coleta do vapor de sondagens (FERRARA et alii, 1965)	08
3	Sistema de amostragem de água líquida (a) e trap de coleta de vapor dágua com Tamiz Molecular (b) usado em avião <i>(OSTLUND, 1968)</i>	09
4	Esquema do amostrador automático de vapor dágua «de- senvolvido por ZIMERMANN (1972) ,	. 12
5	Sistema de amostragem de vapor dágua utilizando agen te refrigerante	13
6	Estrutura dos Tamizes Moleculares LINDE. Unidade cu- bo octaedral e a reunião dos cubos octaedros nos ta- mizes tipo A e do tipo X <i>(HELFERICH, 1962)</i>	33
7	Balão de amostragem de referência do vapor dágua do ar	36
8	Tubo de ligação utilizado entre o balão de amostra e o sistema de preparo de H	37
g	Sistema coletor de vapor dágua com Tamiz Molecular tipo 4 "A"	38
10	Sistema coletor dágua acoplado aos sistemas coletor de vapor dágua do ar e de vácuo	40
11	Esquema do sistema de decomposição da água pelo mé- todo metálico	41
12	Esquema dos sistemas de admissão e extração  do CO <sub>2</sub> , usados no preparo da amostra de água para análise do conteúdo de oxigênio-18	43
13	Esquema do sistema utilizado para teste de adsorção da água pelo Tamiz Molecular	46
14	Esquema do balão de amostragem acoplado ao sistema de decomposição dágua através do tubo de ligação	51

1

# Figura

# página

3001 04		<u>b43.</u>
15	Histograma dos desvios entre os valores médios de	
	$\delta_{D}^{0}$ /oo e $\delta_{18}^{0}$ /oo, médios para os sistemas de refe-	
	rência e o sistema coletor com refrigerante em rela-	
	ção ao sistema com Tamiz Molecular	70

#### 1. INTRODUÇÃO

A composição isotópica natural da água é passível de alteração todas as vezes que houver mudança de estado físico, em função das próprias características moleculares deste elemento.

As moléculas da água constituídas por deutério e oxigênio-18, são menos voláteis, com menor tensão de vapore de maior peso específico em relação às moléculas de água sem isótopo pesado. Desse modo, por ocasião da evaporação da água, as espécies moleculares do, tipo H<sub>2</sub>O deixam a superfície líquida com maior facilidade que aquelas do tipo HDO. Como resultado deste fracionamento, tem-se um enriquecimento em deutério na água residual durante a evaporação. Inversamente, a condensação de vapor de água produz um condensado enriquecido do elemento mais pesado, e um vapor remanescente mais leve em relação ao vapor inicial.

Assim a proporção de isótopos em um composto natural vai d<u>e</u> pender dos tipos de processos ocorrentes durante a sua formação. Deste modo, as análises da variação isotópica D/H e  ${}^{18}$ D/ ${}^{16}$ O, são utilizadas como uma nova ferramenta no estudo da transferência da água na natureza, nas várias fases do ciclo hidrológico permitindo respostas e soluções de processos meteorológicos e hidrológicos em níveis regionais que não seriam possíveis através das técnicas clá<u>s</u> sicas de análise.

Para essas análises, dependendo do estado em que se encontra a água na natureza, existem vários processos de coleta e amostragem.

Este trabalho trata do desenvolvimento de um sistema para coleta de vapor da água do ar com vistas ao estudo da variação isotópica natural. As características do sistema proposto aqui foram as seguintes:

- estabelecimento de um método de coleta de vapor da água do ar, em quantidade suficiente para análises de D/H e la<sub>D</sub>/l6<sub>D</sub>,
- desenvolver o sistema de coleta, de modo a permitir seu fácil transporte, instalação e obtenção da amostra de forma simples e se possível sem utilização de agente refrigerante.
- desenvolver um sistema coletor para amostragem média do vapor da água do ar.
- obter informações a respeito da variação de tempo para a amostragem.

#### 2. REVISÃO BIBLIOGRAFICA

Para lutar contra os problemas diários e para satisfazer a sua curiosidade, o homem sempre buscou um conhecimento mais claro do seu ambiente hídrico. Desde que os conceitos científicos do ciclo hidrológico foram primeiramente concebidos por homens como MARCUS VITRUVIUS, LEONARDO DA VINCI e BERNARD PALISSY, cientistas têm tentado incessantemente desvendar o ciclo hidrológico, mas seus progressos têm sido lentos devido a complexidade e profusão dos fenômenos englobados. Agora, com o advento da era atômica e da era espacial, novos conceitos e conhecimentos científicos estão emergin do e novos métodos e ferramentas para a investigação científica tais como computadores eletrônicos e técnicas nucleares, estão se tornan do disponíveis (CHOW, 1967).

Atualmente inúmeros pesquisadores dedicam-se ao estudo da relação D/H e O<sup>18</sup>/O<sup>16</sup> em diversas fases do ciclo hidrológico. Pesquisas deste tipo podem ser observadas nos trabalhos de DANSGAARD, 1953 1961, 1964 EPSTEIN & MAYEDA, 1953 RANKAMA, 1956; GONFIANTI-NI & LONGIMELLI, 1962 FRIEDMAN et alii, 1962, 1964 IAEA, 1962, 1964, 1968: MIYAKE & MATSUO, 1962, GONFIANTINI et alii, 1963; GON-SIOR et alii. 1963 ERIKSSON, 1965, 1967; DINCER, 1968; BEGEMANN & FRIEDMAM, 1968; FONTES et alii, 1970; GAT & CARMI, 1970; PAYNE, 1972 entre outros.

.4.

No Brasil, os estudos em hidrologia isotópica, iniciados no final da década de 1950. conforme os trabalhos de *MATSUI et alii*, 1971 1972; SALATI et alii 1970, 1971, 1972a, 1972b; SANTIAGO, 1972; LEAL et alii, 1974: LEOPOLDO et alii, 1973, 1974; VIEIRA, 1974; referem-se especialmente a um levantamento dos conteúdos de O<sup>18</sup> e D em águas pluviais, fluviais e subterrâneas de algumas regiões.

No tocante ao vapor dágua, entre outros, *GRAIG et alii(1963)* afirmam que a composição isotópica da água varia, quando esta sofre evaporação, enriquecendo-se nos isótopos pesados  $H_2^{18}$  e  $HD^{16}$  D. Acreditam que a razão de troca molecular com o vapor dágua da atmos fera pode ser o mais importante termo no balanço isotópico da água natural e que tais efeitos tem importantes aplicações nos estudos de oceanografia, meteorologia, geoquímica e ciclo hidrológico.

DANSGAARD (1961), apresenta uma relação das principais causas da variação do conteúdo isotópico da água do precipitação figurando entre elas, a história do vapor da água desde sua formação até sua condensação incluindo possíveis misturas com vapor de outras massas de ar com composição isotópica diferente.

LLOYD (1966), estudou a influência do efeito cinético de di fusão das moléculas e do conteúdo isotópico do vapor dágua da atmos fera na troca com a superfície dágua observando que, o grau de enri Quecimento no processo de evaporação, depende da umidade relativa média e da diferença entre a composição isotópica da água evaporada e do vapor atmosférico.

FONTES & GONFIANTINI (1970), afirmam que grandes massas de água continental influem localmente no clima, e a análise da composição isotópica do vapor oferece um parâmetro suplementar para o es tudo da definição da zona de influência climática de tais massas dá gua.

SANTIAGO (1972), estudou o fracionamento isotópico da água durante a evaporação em condições naturais, encontrando dependência do mesmo com a umidade relativa média e o conteúdo isotópico do vapor atmosférico do local da evaporação.

MATSUI et alii (1972) determinaram as concentrações de D e <sup>18</sup>O em alguns rios de bacia Amazônica, observaram uma diferença grande de concentração entre as águas provenientes da região norte (rio Negro) e sul (rio Madeira), em consequência das diferentes ori gens do vapor dágua que dão formação às chuvas nestas regiões, bem como possíveis diferenças entre as temperaturas de condensação. Os autores acreditam que, uma amostragem sistemática de amostras de vá rios pontos chaves da bacia Amazônica, permitirá uma estimativa das contribuições dos afluentes originados do norte e do sul.

ZINTRIANN (1972), afirma que a aplicação de isótopos estáveis D e <sup>18</sup>0 no balanço de água de lagos e em problemas referentes a hidrologia requerem um conhecimento preciso da composição média do vapor atmosférico. Considera ainda, pelo fato deste vapor estar em movimento, a necessidade de uma amostragem contínua do vapor dágua.

Com relação as técnicas de amostragem e sistemas de coleta do vapor dágua do ar, observa-se entretanto, serem poucos os trabalhos existentes. Assim, *COMPSTON & EPSTEIN (1958)*, desenvolveram uma técnica na qual o vapor dágua era introduzido num forno carregado com uma mistura de grafite e ferro em pó. A 500<sup>°</sup>C o ferro reagia com a água, formando óxido de ferro e gás hidrogênio. Após remover o hidrogênio a temperatura era elevada a 950<sup>°</sup>C, a qual resultava na produção de CO. O CO era então convertido em CO<sub>2</sub> sobre um catalizador de n<u>í</u> quel.

BEGEMANN & FRIEDMAN (1959), estudaram o conteúdo de tritio e deutério do hidrogênio atmosférico. O método adotado para amostragem foi utilizado anteriormente por HARTECK e SUESS (1949). As amostras para estas análises foram obtidas pela passagem da fração He-Ne bruto de uma fábrica de liquefação de ar sobre CuO quente com posterior descongelamento da água.

DANSGAARD (1961), estudou o desvio de <sup>18</sup>0 no vapor atmosférico relativo do vapor originário de uma simples evaporação, por medidas no vapor atmosférico coletado através de trap congelado durante o período de 3 a 4 dias.

BROM et alii (1961), mediram a relação D/H no vapor dágua, tritio e carbono-14 contido na atmosfera utilizando um aparelho amostrador descrito por GOLDSMITH e PARHAM (1960). Este aparelho pode ser visto esquemàticamente na Figura 1.

A amostragem era feita por admissão do ar aspirado através de um tubo coletor de vapor (T) por um exaustor (B). O sistema era aberto e fechado pela rotação de uma placa (C) e por um dispositivo (R). Antes da amostragem, tomada por avião, o condensador era submetido a um sistema de vácuo a uma pressão de  $10^{-5}$  mm Hg, enquanto o tubo era colocado num forno especial a uma temperatura aproximada de  $400^{\circ}$ C. Após este preparo, o sistema era então montado dentro de um vaso de vedação (P). No dia da amostragem o trap era carregado com nitrogênio líquido (E). Cuidados quanto à pressão interna do vaso, eram tomados, tendo-se em vista a variação da pressão, na a-



Figura 1 - Esquema do aparelho amostrador de vapor de *GOLDSMITH e PARHAM (1960)*. (a) esquema do sistema; (b) detalhe da válvula giratória.

mostragem com a altitude.

O condensado era evacuado através de uma válvula metálica (M) submetendo-se este aparelho ao sistema de vácuo e ao forno.

FERRARA et alii (1965), empregaram um sistema para recolher vapor quente acompanhado de uma pequena porcentagem de gás. A Fig<u>u</u> ra 2 ilustra o dispositivo empregado para tal escopo.



Figura 2 - Esquema do sistema utilizado para a coleta do vapor de sondagens (FERRARA et alii, 1965).

O sistema utilizava um condensador (A) refrigerado a água e dois traps colocados em série ao condensador, mantidos à temperatura de gelo seco. O segundo trap tinha apenas a finalidade de con trolar se todo o vapor ficaria retido no primeiro. Caso alguma água fosse encontrada no segundo trap, nova amostragem era feita, di minuindo o fluxo ou eventualmente acoplando um terceiro trap.

Fsta precuação permitia, caso houvesse água no segundo trap, a mistura das águas deste com o primeiro formando apenas uma amostra.

OSTLUND (1967), utilizou para a coleta do vapor dágua do ar um sistema contendo Tamiz Molecular, instalado convenientemente em avião. As amostras eram tomadas durante os vôos, por bombeamento de grande quantidade de ar através do trap de Tamiz Molecular, em um tempo pequeno, que estava na dependência da umidade absoluta do ar amostrado. O tempo para amostragem variava de 3 a 50 minutos.

.8.

No laboratório a água era desorvida por aquecimento gradual do trap de coleta à temperatura de 550<sup>0</sup>C, bombeado, através do trap refrigerado à ~70<sup>0</sup>C, até a pressão abaixar a poucos µb.

.9.

O trap frio contendo a amostra de água era então removido e o trap de Tamiz Molecular hombeado por 5 a 10 horas a 550<sup>0</sup>C, afim de preparar o sistema para novas coletas.

OSTLUND (1968), estudou a distribuição radial e vertical do tritio em água de chuva e vapor dágua em tormentas. O sistema utilizado para a coleta de água líquida e vapor dágua do ar, instalado em avião pode ser visto na Figura 3.



Figura 3 - Sistema de amostragem de água líquida (a) e trap de coleta de vapor dágua com Tamiz Molecular (b), usado em avião *(OSTLUND, 1968)*. O volume amostrado, coletado no trap, variou de 3 a 12 g de vapor dágua por 100 g de Tamiz Molecular. A obtenção da água era feita de acordo com *OSTLUND* (1967).

A eficiência da coleta dos traps era testada forçando ar úmido a 150 l.min<sup>-1</sup> através de dois traps de Tamiz Molecular de 100g cada, colocados em série. Em vários experimentos acima de 8,5g foram absorvidas no trap de Tamiz Molecular principal e menos de 0,05g absorvidos no segundo trap.

*IAEA (1968)* no seu livro "Guia de Técnicas Nucleares em Hidrologia", estabelece que amostras de 5 ml de água são requeridas geralmente para análises isotópicas de hidrogênio e oxigênio. Estas amostras oodem ser coletadas por bombeamento de ar através de um "trap" na temperatura de gelo seco. A saída do "trap" é equipada com um filtro sinterizado para evitar escapes de cristais de gelo do "trap" durante o bombeamento. A razão de bombeamento deve ser baixa, de poucos litros de ar por minuto, de outro modo a condensação do vapor não é completa. O tempo de bombeamento necessário para obter quantidades suficiente de água, geralmente poucas horas, pode ser estimado com base na umidade relativa e temperatura.

BARRY & MERRIT (1970), no estudo da evaporação do Lago Perch, com o propósito de explorar o uso de traçadores radioativos no estudo dos aspectos do ciclo hidrológico, utilizaram na amostragem do vapor dágua do ar o "Tamiz Molecular 4A" para medidas de tr<u>i</u> tio. Nesse sistema um volume lento de ar era arrastado de uma cama da de Tamiz Molecular, tipo 4A, o qual removia o vapor dágua, em um vaso de aço inoxidável contendo 100 g do elemento e que era capaz de reter 10 g de água. Este vaso era equipado com válvulas para vá cuo nos tubos de entrada e saída. A relação de ar amostrada era ajustada para que cerca de 5 g de água fosse coletada durante o período de amostragem. A água amostrada era destilada por 5 horas a 540<sup>0</sup>C sob alto vácuo dentro de um trap de vidro forte e refrigerado à temperatura do nitrogênio líquido. O trap era então pesado e a quantidade de água coletada obtida por diferença.

FONTES; GONFIANTINI; ROCHE (1970), apresentam um apêndice sobre o vapor atmosférico no trabalho de deutério e oxigênio-18 rea lizado em águas do Lago Tchad, onde procuravam ter uma idéia da com posição isotópica do vapor que é trocado com a superfície deste lago. Dada a dificuldade de se dispor de gelo seco sobre o lugar, as amostras foram tomadas utilizando-se como agente refrigerante uma mistura de 2/3 de gelo e 1/3 de cloreto de sódio (NaCl), que permitia manter uma temperatura de -20<sup>o</sup>C. Concluiam, entretanto, que a esta temperatura uma fração não desprezível do vapor atmosférico era perdida, devendo então, aplicar-se a composição isotópica do vapor obtido, uma correção que considerava a fração do vapor perdido.

BARROS FERRAZ, SALATI e MATSUI (1971), mencionam que o méto do ideal de coleta é aquele que condensa totalmente o vapor dágua contido na amostra de ar recebida. Esse método de coleta total, em bora não seja de difícil execução requer equipamentos de precisão e só podem ser executados em laboratório de alto vácuo.

Tal sistema mostra-se ideal, pois toda a água é condensada, para amostras que requerem pouca quantidade de água para análise.

Segundo *MATSUI et alii (1971)*, são requeridas cerca de 7 a 10 mg de água para as análises de deutério e cerca de 5 g para as análises de oxigênio-18. Assim, este sistema, é impraticável para a amostragem de vapor para análises de 180/160, devido ao tamanho teórico que assumiria para coletar aquela quantidade de água.

Este método, em uso no Centro de Energia Nuclear na Agricu<u>l</u> tura, foi utilizado e descrito neste trabalho como sistema de referência. ZIMERMANN (1972) desenvolveu um amostrador automático de vá por dágua para investigações sobre isótopos estáveis.

O esquema deste aparelho é mostrado na Figura 4.



Figura 4 - Esquema do amostrador automático de vapor dágua desenvolvido por ZIMERMANN (1972).

Através de uma bomba compressora de membrana. o ar era arrastado de um capilar e empurrado através de um frasco condensador congelado tipo PELTIER, no qual parte do vapor condensava. O ar então passava através de um recipiente com carvão vegetal ativo (se cante) onde o restante do vapor era adsorvido. Pelo fato do carvão adsorver uma quantidade limitada de vapor de água, havia necessidade de uma regeneração periódica. Após a umidade do ar ser adsorvida no secante 1, a fração do ar seco era bombeada através do secante 2 adsorvendo a água ai existente, e junto com o ar admitido, al<u>i</u> mentava através da bomba, o frasco condensador.

Com este aparelho, uma quantidade de água de cerca de 300 ml podia ser amostrada com uma taxa de 2 l/min.

Nas condições de trabalho a água contida no carvão é cerca de 10 mg de  $H_2$ O por grama de carvão.

SALATI (1973),, relatou a existência de um sistema de coleta de vapor conforme a Figura 5.



<sup>\* -</sup> Comunicação Pessoal

O vapor neste sistema é forçado através de uma bomba de vácuo. Ourante a coleta, o nível de gelo seco é mantido constante na altura de 2/3 do primeiro balão, onde a maior parte do vapor fica condensada. Após a coleta, as torneiras são fechadas. Espera-se p<u>e</u> lo derretimento do gelo e obtém-se a água.

#### 3. TEORIA

São apresentados neste capítulo algumas considerações teóricas que julgamos necessárias para melhor compreensão dos fatores envolvidos nos processos de fracionamento isotópico da água. Na co leta de amostras para estudos de variação isotópica, tais fatores devem ser considerados afim de se evitar um provável fracionamento durante a amostragem, fato que comprometeria drasticamente os resul tados.

Concomitantemente, são realizadas algumas considerações sobre o comportamento do absorvente utilizado na amostragem. 3.1. Conceitos

3.1.1. Isōtopos estāveis do H e O usados como traçadores n<u>a</u> turais

Na natureza são encontrados os isótopos do hidrogênio  ${}^{1}$ H,  ${}^{2}$ H(D) e  ${}^{3}$ H(T) e do oxigênio  ${}^{16}$ O,  ${}^{17}$ O e  ${}^{18}$ O cujas proporções em média, segundo *DANSGAARD (1961)*, são as seguintes:

> ${}^{1}H: D = 999840 : 160 p.p.m.$  ${}^{16}O: 17O: 18O = 997600 : 400 : 2000 p.p.m.$

#### 3.1.2. Valor "a"

Define-se como valor "a" de uma amostra a relação entre as concentrações do isótopo pesado e isótopos totais de um determinado elemento. Assim sendo, o valor "a" para o deutério em uma amostra líquida (a<sub>ni</sub>) expresso em ppm será representado por:

$$a_{DL} = \frac{\left[D\right]_{L}}{\left[1_{H}\right]_{L} + \left[D\right]_{L} + \left[T\right]_{L}} \times 10^{6} \text{ ppm}$$
(1)

onde  $[H]_L$ ,  $[D]_L$  e  $[T]_L$  são respectivamente as concentrações de hidrogênio, deutério e tritio na amostra líquida. Similarmente,

$$a_{DV} = \frac{[D]_{V}}{[H]_{V} + [D]_{V} + [T]_{V}} \times 10^{6} \text{ ppm}$$
(2)

$$a_{0L} = \frac{\begin{bmatrix} 18_0 \end{bmatrix}}{\begin{bmatrix} 16_0 \end{bmatrix}} + \begin{bmatrix} 17_0 \end{bmatrix} + \begin{bmatrix} 18_0 \end{bmatrix}} \times 10^6 \text{ ppm}$$
(3)

$$a_{\rm OV} = \frac{\left[18_{\rm O}\right]_{\rm V}}{\left[16_{\rm O}\right]_{\rm V} + \left[17_{\rm O}\right]_{\rm V} + \left[18_{\rm O}\right]_{\rm V}} \times 10^{6} \text{ ppm}$$
(4)

que são respectivamente o valor "a",do D no vapor, do <sup>18</sup>0 no líquido e do <sup>18</sup>0 no vapor, expressos em p.p.m.

### 3.1.3. Valor R

.•

Denomina-se de valor R (relação isotópica) o quociente da concentração do isótopo mais pesado sobre o mais abundante **em uma** determinada amostra, ou seja, a relação isotópica de D em uma amostra líquida será expressa por:

$$R_{DL} = \frac{\left[D\right]_{L}}{\left[1_{H}\right]_{L}} \times 10^{6} \text{ ppm}$$
(5)

Da mesma forma teremos,

$$R_{\rm DV} = \frac{\left[D\right]_{\rm V}}{\left[H\right]_{\rm V}} \times 10^6 \, \rm ppm \tag{6}$$

$$R_{OL} = \frac{\begin{bmatrix} 18_0 \end{bmatrix}}{\begin{bmatrix} 16_0 \end{bmatrix}} \times 10^6 \text{ ppm}$$
(7)

$$R_{\rm OV} = \frac{\left[18_{\rm O}\right]_{\rm V}}{\left[16_{\rm O}\right]_{\rm V}} \times 10^6 \,\,\mathrm{ppm} \tag{8}$$

valores de R para o D no vapor, <sup>18</sup>0 no líquido e <sup>18</sup>0 no vapor respectivamente.

#### 3.1.4. Valor $\alpha$

Em um sistema composto de fase líquida destilando em equil<u>í</u> brio, com constante remoção de vapor, denomina-se de valor  $\alpha$ , ou f<u>a</u> tor de fracionamento a relação entre o valor R do líquido remanescente (R<sub>L</sub>) e o valor R da fração infinitesimal evaporada (V<sub>V</sub>) em <u>de</u> terminado instante, ou seja:

$$\alpha_{\rm D} = \frac{R_{\rm DL}}{R_{\rm DV}}$$
(9)

$$\alpha_0 = \frac{R_{\rm OL}}{R_{\rm OV}}$$
(10)

De acordo com (5) e (6)  $\alpha$  poderá ainda ser expresso por:

$$\alpha_{D} = \frac{\left[D\right]_{L}}{\left[H\right]_{L}}$$
(11)  
$$\frac{\left[D\right]_{V}}{\left[H\right]_{V}}$$

#### 3.1.5. Valor $\delta$

O padrão natural para estudos das variações de relação isotópica de D e <sup>18</sup>D é aquele que se constitui da relação isotópica <u>mé</u> dia das águas dos oceanos Atlântico, Pacífico e Índico, denominado de SMOW (STANDART MEAN OCEAN WATER). O SMOW, se relaciona com o padrão do National Bureau of Standards, referência isotópica número um, pelas seguintes expressões:

$$\frac{[D]}{[H]} SMOW = 1,050 \frac{[D]}{[H]} NBS - 1$$
(12)

$$\frac{[18_0]}{[16_0]} \text{ SMOW} = 1,008 \quad \frac{[18_0]}{[16_0]} \text{ NBS - 1}$$
(13)

Define-se como  $\delta$  o desvio do valor R da amostra em relação ao R SMOW, expresso em termos do R SMOW, em partes por mil, ou seja:

$$\delta_{D}^{0} /_{00} = \frac{R_{0L} - R SMOW}{R SMOW} \times 10^{3} = \frac{\frac{[D]_{L}}{[H]_{L}} - \frac{[D]_{S}}{[H]_{S}} \times 10^{3}}{\frac{[D]_{S}}{[H]_{S}}} \times 10^{3}$$
(14)

e também,

$$\delta_{18_0} \circ \prime_{00} = \frac{R_{0L} - R_{SMOW}}{R_{SMOW}} \times 10^3 = \frac{\left[\frac{18_0}{L}\right]_L - \left[\frac{18_0}{S}\right]_S}{\left[\frac{16_0}{S}\right]_S} \times 10^3 (15)$$

#### 3.2. Consideração sobre o fator de fracionamento isotópico

Em todo o processo de condensação ou evaporação natural, ocorre o fracionamento isotópico devido a dois fatores principais:

- a) Diferenças de pressão de vapor saturante (P) existentes sobre água e gelo constituídos de elementos "leves" e "p<u>e</u> sados".
- b) Efeitos cinéticos diferenciais.

Com relação a D e <sup>18</sup>O sabe-se que a pressão de vapor saturante sobre água e gelo constituída de elementos leves, é maior que aquela exercida por água constituída de elementos pesados, ou seja:

Como a cada molécula de água está associada a um elemento leve ou pesado a notação mais usual é a seguinte:

$$P_{1_{H}} > P_{D}$$
 (16)

e também,

$$P_{16_0} > P_{18_0}$$
 (17)

Demonstra-se que o fator de fracionamento isotópico devido as diferenças de pressão de vapor saturante é exatamente igual ao quociente destas grandezas da seguinte maneira:

Considere-se u'a mistura de  $\mathrm{HD}^{16}$ O e  $\mathrm{H}_2^{16}$ O (desprezando-se os outros isótopos menos abundantes) na fase líquida em equilíbrio

com seu vapor saturante. As frações molares de D (X $_{\rm DL}$ ) e H (X $_{\rm HL}$ ) no líquido serão respectivamente:

$$X_{DL} = \frac{\left[D\right]_{L}}{\left[D\right]_{L} + \left[H\right]_{L}}$$
(18)

$$X_{HL} = \frac{\left[H\right]_{L}}{\left[D\right]_{L} + \left[H\right]_{L}}$$
(19)

sendo também,

$$x_{HL} = 1 - x_{DL}$$
(20)

Segundo a lei Raoult, em uma solução em equilíbrio as pressões parciais de  ${}^{1}H_{2}{}^{16}O(P_{H})$  e de  $HD^{16}O(P_{D})$ , serão iguais ao produto das respectivas frações molares, multiplicadas pelo valor das pressões saturantes (P<sup>O</sup>) sobre o líquido puro a mesma temperatura ou seja:

$$P_{D} = X_{DL} P_{D}^{0}$$
(21)

$$P_{H} = (1 - X_{DL}) P_{H}^{0}$$
 (22)

ou ainda,

•

.

$$\frac{X_{DL}}{1 - X_{DL}} = \frac{\frac{P_{D}}{P_{D}^{0}}}{\frac{P_{H}}{P_{H}^{0}}} = \frac{\frac{P_{D}P_{H}^{0}}{P_{H}^{0}}}{\frac{P_{H}}{P_{H}^{0}}}$$
(23)

Tendo-se em conta também de acordo com (18) e (19) que

$$\frac{X_{DL}}{1 - X_{DL}} = \frac{\begin{bmatrix} D \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} D \end{bmatrix}_{L} + \begin{bmatrix} 1 \\ H \end{bmatrix}_{L}}} = \begin{bmatrix} D \\ L \\ \begin{bmatrix} D \end{bmatrix}_{L} \\ - \frac{\begin{bmatrix} D \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} D \end{bmatrix}_{L} + \begin{bmatrix} H \end{bmatrix}_{L}}}$$
(24)

teremos substituindo (24) em (23):

$$\frac{\left[D\right]_{L}}{\left[1_{H}\right]_{L}} = \frac{P_{D}P^{O}_{H}}{P_{H}P^{O}_{D}}$$
(25)

Por outro lado, considerando-se apenas a fase vapor em equ<u>i</u>líbrio, podemos escrever:

$$\frac{\left[D\right]_{V}}{\left[H\right]_{V}} = \frac{P_{D}}{P_{H}} \frac{V}{RT} = \frac{P_{D}}{P_{H}}$$
(26)

sendo V e T o volume e temperatura da fase gasosa considerada.

Substituindo-se (26) e (25) no conceito de  $\alpha$  da equação (11) teremos:

$$\frac{\begin{bmatrix} 0 \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} 1 \\ H \end{bmatrix}_{L}} = \frac{P_{D} P^{0}_{H}}{P_{H} P^{0}_{D}}$$

$$\frac{\begin{bmatrix} 0 \end{bmatrix}_{V}}{\begin{bmatrix} 1 \\ H \end{bmatrix}_{V}} = \frac{P_{D}}{P_{H}}$$
(27)

ou ainda:

$$\alpha_{\rm D} = \frac{P^0}{P^0_0} \tag{28}$$

e analogamente para o <sup>18</sup>0,

$$\alpha 18_{0} = \frac{P^{0} 16_{0}}{P^{0} 18_{0}}$$
(29)

Desde que a P<sup>O</sup> do elemento "leve" é sempre maior que a P<sup>O</sup> do elemento pesado, vemos que α será sempre maior que a unidade.

#### 3.3. Considerações sobre o fracionamento isotópico

Na utilização dos isótopos naturais como traçadores, e mesmo para possibilitar a tomada correta da amostra, é importante conhecer-se de que modo, nos processos de evaporação e condensação n<u>a</u> tural se relacionam os seguintes parâmetros:

> R<sup>O</sup> e R<sup>O</sup> = relação isotópica inicial do líquido e do vapor.

- R<sub>L</sub> e R<sub>V</sub> = relação isotópica da fração do líquido conde<u>n</u> sada ou evaporada em estágio arbitrário do pr<u>o</u> cesso.
- q<sup>0</sup> e q<sub>L</sub> = respectivamente massa inicial e massa num estágio qualquer do líquido evaporante.
  - α = fator de fracionamento num estágio qualquer de evaporação ou concensação.

É óbvio que na natureza poucas são as situações nas quais os processos de fracionamento ocorrem quase estaticamente, completamen te isotérmicos ou adiabáticos, mas para derivação dos modelos de fr<u>a</u> cionamento temos que assumir tais aproximações.

#### 3.3.1. Fracionamento da agua devido a evaporação isotermica

Suponhamos uma massa inicial de água (q<sub>o</sub>) evaporando em equilíbrio isotérmico. Num estágio qualquer do processo à massa se reduzirá a q < q<sub>o</sub>, sendo neste instante, de acordo com o conceito(5):

$$R_{DL} = \frac{\begin{bmatrix} D \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} H \end{bmatrix}_{L}} = \frac{\begin{bmatrix} N_{D} \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} N_{H} \end{bmatrix}_{L}} + \frac{M_{DL}}{\begin{bmatrix} M_{H} \end{bmatrix}_{L}} = \frac{\begin{bmatrix} N_{D} \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} M_{H} \end{bmatrix}_{L}} \mu$$
(30)

$$R_{DV} = \frac{\left[dD\right]_{V}}{\left[dH\right]_{V}} = \frac{\left[dN_{D}\right]_{V}}{\left[dN_{H}\right]_{V}} \cdot \frac{M_{DL}}{M_{HL}} = \frac{\left[dN_{D}\right]_{V}}{\left[dN_{H}\right]_{V}} \mu \qquad (31)$$

sendo  $\begin{bmatrix} N_D \end{bmatrix}_L$  e  $\begin{bmatrix} N_H \end{bmatrix}_L$  os números de moles de D e H no **líquido, e**  $\begin{bmatrix} dN_D \end{bmatrix}_V$  e  $\begin{bmatrix} dN \end{bmatrix}_V$ , as frações de D e H contidas numa parcela infinitesimal de vapor (dq) emitida pelas q gramas de líquido, no estágio inicial(A) e no estágio arbitrário (B), que se evapora à temperatura T, e  $\mu$  a relação entre as massas moleculares do D e H.



A - Estágio Inicial



B-Estágio Arbitrário

Neste estágio arbitrário a variação da relação isotópica do líquido devida a evaporação infinitesimal dq será de acordo com (30).

$$dR_{DL} = \mu d \frac{\left[N_{D}\right]_{L}}{\left[N_{H}\right]_{L}} = \mu \frac{\left[\frac{J}{d}N_{D}\right]_{L}}{\left[N_{H}\right]_{L}} - \mu \frac{\left[N_{D}\right]_{L}}{\left[N_{H}\right]_{L}^{2}} \cdot \left[dN_{H}\right]_{D}$$
(32)

Substituindo (30) em (32) teremos:

$$dR_{DL} = \frac{\begin{bmatrix} dN_{D} \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} N_{D} \end{bmatrix}_{L}} \cdot R_{DL} - R_{DL} \frac{\begin{bmatrix} dN_{H} \end{bmatrix}_{L}}{\begin{bmatrix} N_{H} \end{bmatrix}_{L}}$$
(33)

ou ainda **re**arranjando,

$$\frac{dR_{DL}}{R_{DL}} = \frac{\left[dN_{D}\right]_{L}}{\left[N_{D}\right]_{L}} - \frac{\left[dN_{H}\right]_{L}}{\left[N_{H}\right]_{L}}$$
(34)

Mas de acordo com (9) e (31) o valor  $\alpha_D$  será neste instante:

$$\alpha_{D} = \frac{R_{DL}}{R_{DV}} = \frac{R_{DL}}{\left[dN_{D}\right]_{V}}$$
(35)  
$$\frac{1}{\left[dN_{H}\right]_{V}}$$

e sendo,

$$\frac{\left[dN_{D}\right]_{V}}{\left[dN_{H}\right]_{V}} = \frac{\left[dN_{D}\right]_{L}}{\left[dN_{H}\right]_{L}}$$
(36)

visto que  $\begin{bmatrix} dN_D \end{bmatrix}_V \begin{bmatrix} dN_D \end{bmatrix}_L$  (37)

4

.26.

e também,

$$\begin{bmatrix} dN_{H} \end{bmatrix}_{V} = -\begin{bmatrix} dN_{H} \end{bmatrix}_{L}$$
(38)

substituindo (36) em (35) teremos:

$$\alpha_{D} = \frac{R_{DL}}{\left[\frac{dN_{D}}{L}\right]_{L}} \cdot \mu$$
(39)

ou ainda,

$$\begin{bmatrix} dN_{D} \end{bmatrix}_{L} = \frac{R_{DL} \begin{bmatrix} dN_{H} \end{bmatrix}_{L}}{\alpha_{D} \cdot \mu}$$
(40)

A expressão (40) substituida em (34) nos dará:

$$\frac{dR_{DL}}{R_{DL}} = \frac{R_{DL}}{\alpha \left[ N_{D} \right] \cdot \mu} \cdot \left[ dN_{H} \right]_{L} - \frac{\left[ dN_{H} \right]_{L}}{\left[ N_{H} \right]_{L}}$$
(41)

Lembrando que de acordo com (30),

$$\frac{R_{DL}}{\left[N_{D}\right]_{L}} = \frac{\mu}{\left[N_{H}\right]_{L}}$$
(42)

e substituindo (42) em (41) teremos:

$$\frac{dR_{DL}}{R_{DL}} = \frac{1}{\alpha_{D}} \frac{\left[dN_{H}\right]_{L}}{\left[N_{H}\right]_{L}} - \frac{\left[dN_{H}\right]_{L}}{\left[N_{H}\right]_{L}}, \text{ ou ainda,}$$
$$\frac{dR_{DL}}{R_{DL}} = \frac{\left[ \frac{dN_{H}}{L} \right]_{L}}{\left[ \frac{N_{H}}{L} \right]_{L}} \cdot \left( \frac{1}{\alpha_{D}} - 1 \right)$$
(43)

que integrada nos dará:

$$\frac{R_{DL}}{R_{DL}^{0}} = \left(\frac{\left[N_{H}\right]_{L}}{\left[N_{H}^{0}\right]_{L}}\right)^{\left(\frac{1}{\alpha_{D}} - 1\right)}$$
(44)

3.3.2. Fracionamento isotérmico em função da massa

Pode-se expressar o fracionamento isotérmico em um determi⇒ nado estágio da evaporação isotérmica em função das massas inicial (q<sup>0</sup><sub>L</sub>) e do estágio arbitrário (q<sub>L</sub>) como se segue sendo:

$$q_{L} = M_{H} N_{HL} + M_{D} N_{DL}$$
(45)

e também, de acordo com (30) sendo:

$$\mu = \frac{M_{\rm D}}{M_{\rm H}}$$
(46)

onde M<sub>H</sub> e M<sub>D</sub> são as massas moleculares e N<sub>DL</sub> e N<sub>HL</sub> os números de moles do D e H no líquido. Substituindo (46) em (45) teremos:

$$q_{L} = M_{H}N_{HL} + \mu M_{H}N_{DL}$$
(47)

e de acordo com (5), e (46) sendo,

$$R_{DL} = \frac{\left[D\right]_{L}}{\left[1_{H}\right]_{L}} = \frac{\left[M_{D}N_{DL}\right]}{\left[M_{H}N_{HL}\right]} = \mu \frac{\left[N_{DL}\right]}{\left[N_{HL}\right]}$$
(48)

inserindo (48) em (47),

$$q_{L} = M_{H}N_{H}L + M_{H}R_{D}N_{H}L$$
(49)

ou ainda,

$$q_{L} = M_{H}N_{HL} (1 + R_{DL})$$
(50)

e analogamente,

$$q^{0}_{L} = M_{H}N^{0}_{HL} (1 + R^{0}_{DL})^{2}$$
 (51)

Desta maneira, dividindo (51) e (50), teremos:

$$\frac{M_{HL}}{N_{HL}} = \frac{M_{H}(1 + R_{DL})}{q_{L}^{0}} = \frac{q_{L}}{q_{L}^{0}} \frac{(1 + R_{DL}^{0})}{(1 + R_{DL}^{0})}$$
(52)  
$$\frac{M_{HL}}{M_{H}(1 + R_{DL}^{0})}$$

Inserindo agora (52) na expressão (44) obteremos finalmente:

$$\frac{R_{DL}}{R_{DL}^{0}} = \left[\frac{q_{L}}{q_{L}^{0}} \cdot \frac{(1 + R_{DL}^{0})}{(1 + R_{DL})}\right] \left[\frac{1}{\alpha_{D}} - 1\right]$$
(53)

Analogamente para um processo de condensação teríamos:

$$\frac{R_{DV}}{R_{DV}^{0}} = \left[\frac{q_{V}}{q_{V}^{0}}, \frac{(1 + R_{DV}^{0})}{(1 + R_{DV}^{0})}\right]^{(\frac{1}{\alpha_{V}} - 1)}$$
(54),

onde  $q_V^0$  e  $q_V$  são respectivamente as massas inicial e fração condensada do vapor.

# 3.3.3. Fracionamento em processos não isotérmicos

Sendo o valor α dependente da temperatura na forma das equações citadas por *MAJOUBE (1971)*,

$$L_{n} (\alpha_{D}) = \frac{24,844}{T^{3}} \cdot 10^{3} - \frac{76,248}{T} + 52,612 \cdot 10^{-3}$$
 (55)

$$L_{n} (\alpha 18_{0}) = -\frac{1,137}{T^{3}} \cdot 10^{3} - \frac{0,4156}{T} - 2,0667 \cdot 10^{-3}$$
 (56)

é óbvio que além de depender das quantidades de massa evaporada ou condensada o valor de R no líquido residual e dependente da tempera tura na qual se dá a condensação ou evaporação. Sendo praticamente impossível equacionar o fracionamento em condições de temperatura variável, tem se utilizado, dentro de certos limites, com razoável aproximação, as mesmas equações de processos isotérmicos, assumindo-se para  $\alpha$  um valor médio entre temperatura inicial e final do pro cesso de condensação ou evaporação.

# 3.3.4. Relações entre os valores de R na fase condensada e na fase vapor de uma amostra

Considerando-se uma amostra constituída de ar seco mais vapor dágua que passa por um sistema de captura do vapor, onde se dis tingue uma fase condensada e uma fase a condensar, a dependência en tre a relação isotópicas do vapor (R<sub>DV</sub>) e do líquido condensado(R<sub>DL</sub>), poderá ser derivada da seguinte maneira:

sendo,

Q<sub>DV</sub> = quantidade total de deutério na fase vapor, Q<sub>DL</sub> = quantidade total de deutério na fase líquida, q<sup>0</sup><sub>HV</sub> = quantidade total de hidrogênio na fase vapor, R<sup>0</sup><sub>DV</sub> = relação isotópica inicial do deutério no vapor,

podemos escrever, pelo balanço de massa

$$Q_{\rm DV} + Q_{\rm DL} = q^{0}_{\rm HV} R^{0}_{\rm DV} \cdot 10^{6}$$
 (57),

e também,

$$Q_{\rm DV} = R_{\rm DV} \left(q_{\rm HV}^{\rm O} - q_{\rm HL}\right)$$
(58)

onde,

q<sub>HL</sub> = quantidade total de hidrogênio no líquido condensado. R<sub>DV</sub> = relação isotópica do deutério no vapor remanescente. R<sub>DI</sub> = relação isotópica do líquido condensado. Substituindo (58) e (59) em (57) teremos:

$$R_{DV} \cdot (q_{HV}^{O} - q_{HL}) + R_{DL} \cdot q_{HL} = q_{HV}^{O} \cdot R_{DV}^{O}$$
(60)

Sendo o conceito de  $\alpha$  de acordo com (9)

$$\alpha = \frac{R_{DL}}{R_{DV}}$$
(9)

Substituindo (9) em (60), obteremos:

$$\frac{R_{DL}}{\alpha} \cdot (q_{HV}^{O} - q_{HL}) + R_{DL} \cdot q_{HL} = q_{HV}^{O} \cdot R_{DV}^{O}$$
(61),

ou ainda,

$$R_{DL} = \frac{\alpha q_{HV}^{0} R_{DV}^{0}}{(q_{HV}^{0} - q_{HL}^{0}) + \alpha q_{HL}}$$
(62)

A equação (62) nos mostra que a todo instante o valor R<sub>DL</sub> depende para uma mesma amostra da temperatura de condensação e da quantidade do líquido condensado.

### 3.3.5. Algumas propriedades do Tamiz utilizado

O Tamiz Molecular ou molecular sieve é um trocador inorgân<u>i</u> co de fons semelhante aos zeolitos naturais.

Segundo *HELFERICH (1962)*, nos anos recentes, vários zeolitos tem sido sintetizados com estrutura cristalina completamente r<u>e</u> gulares, sendo a maior parte deles por um método que envolve crist<u>a</u> lização e elevação de temperatura para soluções contendo sílica, alumina e alkali. Estes produtos, são cópias dos materiais naturais. Estes tamizes, como trocadores de ions, são de pequena importância prática, contudo eles são muito usados como absorventes altamente especificos, por causa de seus poros rigorosamente uniformes, eles atuam como uma "peneira molecular".

*BDH* (1969), explida que as cavidades vazias possuem uma for te tendência para recapturar moléculas dágua, eliminadas na fabrica ção, e quando esta não estiver presente receberá qualquer molécula suficientemente pequena para passar dentro dela. Esta capacidade de absorver, permite aos tamizes separar moléculas menores que os tamanhos dos poros dos quais eles são maiores.

Ainda segundo *HELFERICH (1962)*, vários tipos de "Molecular Sieve", são úteis comercialmente: os sieves tipo X (fanjasitas sintética) e tipo A (cópia não exata do natural) tem diâmetros de poros de aproximadamente 10 a 13 e 3 a 5 Å, respectivamente.

Os sieves são disponíveis como pós micro-cristalinos, pérolas ou "pellets" que se constituem de microcristais em uma blindagem porosa de argila.

Os produtos são extremamente insolúveis. Sua composição quimica não é estequiométrica e depende das condições sob as quais eles são precipitados. A determinação da estrutura ainda não está bem conhecida e uma configuração semelhante é mostrada na Figura 6.



Figura 6 - Estrutura dos tamizes moleculares LINDE. Estruturas da unidade cubo octaedral (a esquerda) e a reunião dos cubos octaedros nos tamizes tipo A (a direita superior) e do tipo X (a direita inf<u>e</u> rior) - HELFERICH (1962).

*GRYAZNOVA et alii (1963)* comentam que atualmente há comparativamente poucos trabalhos em separação de isótopos de Hidrogênio em Molecular Sieve. Citam que investigadores japoneses usando cromatografia gasosa detectaram uma boa separação no tipo 5 A, na temperatura de N líquido e pressão de 330 mm Hg. Citam também que foram efetuadas separação no tipo 13 X.

No efeito da separação comparativa de vários absorventes do

tipo Molecular Sieve: 3A, 4A, 5A e 13X, os autores obtiveram um fator de separação relativamente alto ( $\alpha = D_2/H_2 > 2$ ), mas concluem que esta separação dos isótopos de hidrogênio não estão ligados ao efeito peneira.

Os autores notaram que a composição química do absorvente modifica apreciavelmente o fator de separação.

OSTLUND (1967), procurando um sistema de amostragem para co leta de tritio na água do ar, investigou as propriedades de vários absorventes, tendo a escolha recaído sobre o "TAMIS MOLECULAR 4A". As propriedades de absorção para este material foi estudada, sendo apresentada na Tabela I o resumo destas propriedades.

Tabela I - Propriedades do Tamiz Molecular 4A (por 100 g de T<u>a</u>miz Molecular) apresentada por *OSTLUND (1967)*.

Memória após bombeamento à 325 <sup>0</sup> C por 2 horas, pressão final l μ	0,50 g H <sub>2</sub> 0
Memória após bombeamento à 550 <sup>0</sup> C por 5 horas, pressão final 2 µ	0,10 g H <sub>2</sub> 0
Memória de segunda ordem à 550 <sup>0</sup> C	indetectável
Quantidade de água perdida da amos- tra quando 15 g de água é absorvida de ar de umidade relativa com 59% a uma velocidade espacial de 12 seg <sup>-1</sup>	0,05 g H <sub>2</sub> 0
Temperatura na qual o Tamiz Molecular começa a se decompor	600 <sup>0</sup> C
Conteúdo de água do material na Fá- brica	2 g, 800 T.U.

# 4. MATERIAIS E METODOS

#### 4.1. Materiais

4.1.1. Balão de amostragem de referência do vapor dágua do ar

Para a amostragem do vapor dágua do ar para referência foi utilizado um balão de pyrex, com capacidade de 500 ml, dotado de torneira de 6 mm para alto vácuo e junta tipo fêmea nº 14/35. O esquema do balão pode ser visto na Figura 7.



Figura 7 - Balão de amostragem de referência do vapor dágua do ar. (Medidas em milímetros).

4.1.2. Braço de ligação do talão de amostragem

O braço utilizado para a ligação entre o balão e o sistema de preparo de amostra H, foi construído de tubo de vidro de pyrex de Ø 12 mm com uma constrição no seu maior comprimento, com a finalidade de dar um fluxo lento ao gás do balão evitando um possível fracionamento, e tendo uma curvatura em forma de "U" em uma das extremidades. As extremidades eram dotadas de **juntas** do tipo macho



Figura 8 - Tubo de ligação utilizado entre o balão de amostra e o sistema de preparo de H. (Medidas em mi límetros).

4.1.3. Sistema coletor de vapor dágua do ar com Tamiz Molecular tipo 4A

O sistema se consistiu de um tubo de pyrex de diâmetro de 25 mm com um tubo interno também em pyrex com Ø 10 mm, provido na sua extremidade inferior de uma placa de vidro sinterizado. As duas extremidades eram dotadas de torneiras de 6 mm para alto vácuo com juntas do tipo macho nº 14/35. Seu interior era preenchido com aproximadamente 50 g de Tamiz Molecular tipo 4A.

O esquema deste sistema pode ser visto na Figura S.



Figura 9 - Sistema coletor de vapor dágua com Tamiz Molecular tipo 4A. (Medidas em milímetros).

## 4.1.4. Tamiz Molecular

Foi utilizado como absorvente, partindo dos dados prelimin<u>a</u> res obtidos por *OSTLUPD (1967)* o Tamiz Molecular tipo 4A, na forma de pérolas fabricado pela E. MERCK. DARMSTANT (Art. 5708).

#### 4.1.5. Sistema coletor dagua

Foi desenvolvido um sistema coletor para obtenção da água amostrada pelo sistema coletor de vapor. O esquema deste sistema pode ser visto na Figura 10. Este sistema foi construído bàsicamen te de tubos de pyrex de 1 cm de diâmetro. Em cada uma das extremidades existe um tubo destacável com junção tipo macho e fêmea aue receberam os nomes de balão coletor dágua do sistema e balão coletor dágua extraída, respectivamente, o do lado do sistema de vácuo e o do lado do sistema coletor de vapor. Entre eles foi instalado uma torneira tripla (T<sub>3</sub>) sendo a parte inferior ligada a um balão de expansão através de junção macho e fêmea 14/35 cuja saída inferior foi conectada a um tubo de vidro mergulhado em um reservatório de mercurio. Entre os dois lados desta torneira foi feita uma deri vação com uma constrição e uma torneira de 6 mm (T<sub>A</sub>). A continuação do tubo interno do balão coletor dágua extraída estava dotado de uma inclinação de 45<sup>0</sup> e na sua extremidade existia uma junção do tipo fêmea nº 14/35 para adaptação do sistema coletor de vapor.

# 4.1.6. Sistema de decomposição da água e análise do hidrogênio

A decomposição da água obtida e sua conversão em hidrogênio foi feita no sistema empregado por *MATSUI et alii (1971)*. O sistema de decomposição da água utilizado, está esquemàticamente representado na Figura 11.

Na análise da variação natural de deutério existente na amostra de hidrogênio, empregou-se o espectrômetro de massa VARIAN--MAT, modelo GD-150, do Laboratório de Espectrometria de Massa do Centro de Energia Nuclear na Agricultura.





Esquema do sistema de decomposição da água pelo método metálico. 1 Figura 11

.41.

#### 4.1.7. Sistema de preparo e análise do oxigênio

O preparo das amostras de água para a análise do oxigênio-18 foi obtido através do emprego de um sistema de admissão de CO<sub>2</sub> e de um sistema de extração de CO<sub>2</sub>, conforme proposto por *EPSTEIN e MAYE DA (1953)*. Empregou-se também um agitador à temperatura constante. Os sistemas de admissão e extração do CO<sub>2</sub> utilizados no preparo das amostras encontra-se representado em esquema, na Figura 12.

Para análise da variação natural de oxigênio-18 na amostra preparada, utilizou-se o espectrômetro de massa da VARIAN-MAT, mode lo CH-4 do Centro de Energia Nuclear na Agricultura.

#### 4.1.8. Sistema de aquecimento

O forno utilizado para aquecimento do Sistema Coletor, foi construído com 20 metros de fio níquel-cromo AWG-24, bobinados em um tubo com diâmetro externo de 3 cm. Esta espira de resistência foi colocada dentro de um tubo de alumínio de 7,5 cm de diâmetro e o espaço entre eles preenchido com cimento refratário. **Posteriormen** te, o lado externo foi isolado termicamente, com fitas de amianto, para facilitar o manuseio.

Para fornecer a diferença de potencial desejada ao forno foi utilizado um transformador variável, tipo VM-115 da Sociedade Técnica Paulista S.A. - Brasil, com entrada de 115V e saída variável entre O Volts à 130 Volts para corrente máxima de 11 ampéres.

#### 4.1.9. Suporte do sistema

Foi construído um suporte para montagem do sistema com bar-





Fig. 12 Esquema dos sístemas de admissão e extração do CO2, usados no preparado da amostra de água, para análise do conteúdo de oxigênio-18.

ras de ferro de Ø 1/2" com 1 metro de comprimento, espaçados entre si de 15 cm, formando um xadrez soldados nas pontas. Como base ut<u>i</u> lizou-se uma vigota de madeira de 12 X 6 X 100 cms onde se encaixaram os ferros para dar maior estabilidade.

#### 4.1.10. Sistema de vacuo

Para fazer vácuo no sistema, utilizou-se uma bomba do tipo Welch Duo-Seal, produzida pela Sargent Welch Scientific Co.USA, modelo 1402 acoplada a um motor de 1/2 HP, que permitia vácuo da ordem de 1.10<sup>-4</sup>torr, com velocidade da bomba em torno de 525 rpm.

#### 4.1.11. Bomba de fluxo

Para forçar o fluxo no sistema coletor de vapor utilizou-se de uma homba de aquário que dava um fluxo de 0,6 litros por minuto e uma bomba do tipo H. MAIHAK tipo GF-21 acoplado com motor,que per mitia um fluxo regulável máximo de 2 1 X min<sup>-1</sup> e para fluxos maiores uma bomba de vácuo tipo 2 VC da indústria mecânica PRIMAR Ltda., Brasil, acoplada a motor de 1/2 HP, que permitia um fluxo máximo de 37 1 X min<sup>-1</sup>. Para fluxos maiores que 2 1 X min<sup>-1</sup>, utilizou-se um fluxímetro da AGA, tipo duplo para vazão de oxigênio, que permitia regulagem da vazão de zero a 30 1 X min<sup>-1</sup>.

## 4.1.12. Psicrômetro

Na obtenção dos dados de temperatura do ar e temperatura do bulbo úmido para cálculos da umidade absoluta, utilizou-se um psicrômetro do tipo AUGUST, de fabricação LAMBRECHT, com aspiração nos dois termômetros. Os termômetros empregados são de mercurio com e<u>s</u> cala de  $-15^{\circ}$ C a +  $61^{\circ}$ C com divisões de 0,2°C.

#### 4.1.13. Sistema para teste de eficiência do Tamiz Molecular

O sistema é composto de quatro partes, assim descriminadas: secadores, evaporador, coletor e sistema de fluxo. Um esquema deste sistema pode ser visto ma Figura 13.

#### a. Secadores

Constituído por dois "traps" de pyrex, interligados entre si, sendo que na entrada do segundo "trap", existe uma placa de vidro sinterizado. As dimensões dos "traps" são de 35 cm X 4 cm e os tubos de ligação Ø 1 cm.

#### b. Evaporador

Constituído por um "trap" com conexão inversa para a admi<u>s</u> são da amostra. Para forçar a evaporação da água, utiliza-se de um forno (descrito em 4.1.8.).

c. Coletor

É constituído pelo sistema coletor de vapor dágua do ar,com Tamiz Molecular tipo 4A, descrito em 4.1.3.

d. Sistema de fluxo

Composto por um fluxímetro e uma bomba de fluxo (ítem 4.1.11) conectada ao coletor,através de tubo flexível de latex.



.46.

Foram utilizados materiais como: garras, elásticos, papel absorvente, tetracloreto, solução sulfocrômica, graxa de silicone, algodão e pinça, vaso de Dewar (trap), fitas de resistência para aquecimento, tubos de borracha para alto vácuo e suportes diversos.

## 4.2. Metodos

Os parâmetros de umidade foram calculados a partir das leituras das temperaturas dos termômetros de bulbo seco e bulbo úmido do psicrômetro aspirado. Os dados foram processados segundo *VILLA NQVA et alii* (1972). obtendo-se primeiramente e através da expressão:

$$e_{a} = e_{s} - \gamma \left( t_{s} - t_{u} \right) \tag{1}$$

onde :

e<sub>a</sub> = tensão atual do vapor dágua no ar (mm Hg) e<sub>s</sub> = tensão de saturação da temperatura do bulbo úmido(mm Hg) γ = constante psicrométrica (para psicrômetros aspirados assume o valor 0,499 mm Hg/<sup>O</sup>C).

t = temperatura do termômetro seco.

t<sub>...</sub> = temperatura do termômetro úmido.

A umidade absoluta foi então obtida pela expressão:

$$d = 288 \frac{e_a}{t_s + 273}$$
(2)

onde

d = umidade absoluta do ar a temperatura t  $(g/m^3)$ .

#### 4.2.2. de amostragem padrão

As amostras consideradas padrão eram tomadas através do **balão** (descrito em 4.1.1.), onde prèviamente havia-se feito vácuo da ordem 5 . 10<sup>-6</sup> torr. No local da coleta abria-se a torneira, admitindo-se o vapor do ar. Após igualarem-se as pressões fechava-se a torneira, obtendo-se uma amostra instantânea. O balão era levado ao laboratório e acoplado ao sistema de hidrogênio para obtenção da água do ar.

#### 4.2.3. de limpeza do sistema coletor de vapor

O sistema coletor de vapor da água do ar de Tamiz Molecular, era submetido a um aquecimento à temperatura de 550<sup>0</sup>C (OSTLUND, 1967)por um período de 10 horas sob vácuo, após o que o sistema era considerado "limpo". Quando o sistema coletor atingia a temperatura normal estava em condições para nova amostragem.

# 4.2.4. de amostragem com coletor de vapor com Tamiz Mølecular

No local desejado, colocava-se o coletor de vapor de Tamiz

Molecular. preso a um suporte, adaptando-se a extremidade do siste ma de admissão de uma bomba de fluxo ao braço em ângulo reto do coletor de vapor facilitado pela conexão tipo macho-fêmea.

Nestas condições abria-se a torneira do braço inclinado, em seguida a do braço reto e ligava-se a bomba do fluxo pelo período desejado, de acordo com a umidade relativa.

#### 4.2.5. de obtenção de água do ar do balão

Introduzia-se o braço de ligação no sistema proposto por MATSUI et alii (1971) para o preparo de amostras de H para a med<u>i</u> da da variação natural da relação D/H, onde normalmente se introduz o capilar de água. Na outra extremidade era **introduzido** o balão com a amostra.

Após ter-se acoplado o tubo de ligação no sistema e o balão neste, fazia-se vácuo no sistema com a torneira do balão fechada, até atingir  $\pm 10^{-3}$  torr, quando então fechava-se a torneira do vácuo. Colocava-se um trap de N líquido da curva "U" do braço de ligação. Abria-se a torneira do balão, e o vapor começava fluir а lentamente, devido a restrição existente, para a curva. Momentos depois, abria-se lentamente a torneira de vácuo do sistema de preparo com o medidor de vácuo em  $0,5 \cdot 10^{-1}$  torr. Quando o vácuo aumentava, abria-se mais um pouco a torneira, e assim sucessivamente, até a abertura total. A partir daí usava-se um aquecedor no balão para a expulsão total do "ar" e "vapor". Fechava-se a seguir as torneiras do balão e do vácuo, retirava-se o trap de N líquido е substituia-se por um trap de gelo seco. Esperava-se um tempo de aproximadamente três minutos, para o equilíbrio e abria-se a torneira do vácuo até que atingisse ± 10<sup>-3</sup> torr.

Este procedimento, visa a variação da temperatura, de - 180<sup>°</sup>C à - 80<sup>°</sup>C retirando-se o CO<sub>2</sub> contido na camostra retendo somente o vapor dágua. Quando o vácuo caía para 2 . 10<sup>-3</sup> torr, fechava-se a torneira do vácuo e retirava-se o trap de gelo seco. Abria-se a torneira que dava entrada no sistema, procedendo a extração do H, segundo o método de MATSUI et alii (1971).

Na Figura 14 pode ser visto um esquema do sistema acoplado.

# 4.2.6. de obtenção dágua do ar do sistema coletor de vapor com Tamiz Molecular

Após a amostragem o sistema coletor de vapor era acoplado ao sistema coletor dágua previamente limpo com tetracloreto de carbono, através do braço de conexão provido de encaixe tipo macho-fêmea. O sistema coletor darágua já se encontrava acoplado ao sistema de vácuo, estando o primeiro tubo coletor imerso em nitrogênio líquido, para reter a água existente no sistema coletor, que não a da amostra para não contaminar o óleo da bomba do sistema de vácuo.

.Com as torneiras  $T_1$ ,  $T_3$  e  $T_4$  fechadas o sistema era colocado em funcionamento tendo-se o cuidadó de fazer vácuo na parte interna de cada torneira (inclusive  $T_2$ ). Abria-se a torneira  $T_3$ , no sentido sistema de vácuo-balão de expansão até que este atingisse a altura de 720 mm Hg. A seguir a torneira T<sub>a</sub> era aberta no sentido de vácuo-balão coletor até se conseguir um bom vácuo, o que era verificado pela abertura da torneira T<sub>a</sub> no sentido balão coletor-balão de expansão. Quando não existia mais nenhuma variação perceptí vel da coluna de mercurio, fechava-se T<sub>3</sub>. Colocava-se um trap no balão coletor de água extraída com uma mistura de gelo seco e á1cool. Voltava-se a abrir Ta no mesmo sentido anterior, e era aber ta a  $\mathsf{T}_{\mathsf{S}}$  . Nuando ocorre o abaixamento da coluna de mercurio se estabilizava submetia-se o sistema coletor de vapor a um aquecimento, através do forno prèviamente ligado.



Momentos após,a formação de gotículas dágua no braço de conexão balão de expansão-sistema coletor de vapor era notada. Quando a coluna de Hg praticamente parava sua queda, em tornode 620 mm, abria-se a T<sub>a</sub>, fazendo-se um vácuo lento através do capilar.

Após a extração de toda a água do sistema coletor de vapor, o que era verificado visualmente pela não existência d**de** gotícula has paredes superiores do sistema coletor de vapor e braço de conexão, e nem a formação de gotículas quando era encostado na parede desta parte do sistema, um pedaço de gelo seco. Fechava-se  $T_{A}$  e  $T_{c}$ e retirava-se o forno. A seguir era admitido ar seco pelo fechamen to de  $T_1$  e abrindo-se  $T_2$  no sentido sistema coletor de águameio ambiente. A admissão para o balão coletor de água extraída era fei ta através da abertura de T<sub>a</sub>. Após igualarem-se as pressões do si<u>s</u> tema e do meio ambiente, observada através da coluna (em zero), retirava-se o trap de gelo seco do balão coletor. A medida que este balão ia atingindo a temperatura ambiente, os cristais de gelo passavam para a forma líquida indo se depositar no fundo do balão coletor. Se porventura alguma gotícula se liquefizesse na parede do tubo e não fosse favorecida pela forma do sistema, seu deslocamento para o fundo do tubo era forçada por leves batidas com a ponta dos dedos pelo lado externo, o que via de regra dava resultado.

Antes da retirada do tubo com a amostra dágua obtida dava--se várias bátidas de leve para provocar uma homogeinização desta água, precavendo-se assim de que algumas gotículas por ventura ficassem nas paredes após a retirada da amostra dágua, as gotículas remanescentes eram partes daquela. A amostra, assim obtida era transferida em vidros próprios e armazenada aguardando o preparo <u>pa</u> ra a análise espectrométrica.

# 4.2.7. Teste de eficiência do Tamiz Molecular (sistema coletor de vapor dágua do ar)

Com a finalidade de se verificar a adsorção e desorção dágua pelo Tamiz Molecular tipo 4A, no tocante aos isótopos de H e O, assim como testar a repetibilidade das amostras, foi montado o sistema visto esquematicamente na Figura 14.

O ar, com admissão forçada pelo sistema de fluxo, entra em contacto com as paredes dos "traps" dos secadores imersos em nitro gênio líquido, retendo a água existente na forma de vapor ou líquida. A saída do segundo trap é dotada de uma placa de vidro sinteri zado, com a finalidade de reter todos os cristais de gelo, que porventura pudesse ser arrastado pelo fluxo. O ar seco, oriundo dos secadores, entram em contacto com um volume de água (5 g), de concentração isotópica conhecida.

A evaporação é facilitada pelo aquecimento, a temperatura de  $80^{\circ}$ C, obtida através do forno, sob o evaporador.

A amostra dágua evaporada é arrastada na forma de vapor pelo fluxo de ar através do Tamiz Molecular, do sistema coletor, que promove sua adsorção.

Para estes ensaios utilizou-se água leve, com concentração próxima a do vapor dágua do ar, e um fluxo de 4 l/min, o que exigia um tempo de aproximadamente 3 horas para a total vaporização da amostra.

Após a evaporação de toda amostra, transferia-se o coletor de vapor para o sistema coletor dágua (item 4.1.5.) para novamente obter a água líquida, conforme procedimento descrito em 4.2.6. e analizá-las em seguida.

# 4.2.8. do preparo da água obtida para a análise da relação D/H

A água das amostras guardada em vidros próprios e antes do preparo transferida para capilares, contendo cerca de 7 ml de água cada um, preparado segundo *MATSUI et alii (1971)*. Estes capilares eram posteriormente utilizados no preparo da amostra, pelo sistema de decomposição da água pelo método do urânio metálico, representado na Figura 11, através do qual obtinha-se todo o hidrogênio da amostra de água, na forma de gás.

O princípio do sistema empregado na decomposição da água e obtenção do hidrogênio gasoso, baseia-se na reação de vapores de água com urânio metálico mantido a uma temperatura acima de  $600^{\circ}$ C. Resulta desta reação a formação de óxidos de urânio e o despreendimento total do hidrogênio, uma vez que o urânio metálico tem a propriedade de não formar nenhum composto com o hidrogênio às temperaturas acima de  $500^{\circ}$ C. O hidrogênio liberado dessa reação, de acordo com o proposto por *FRIEDMAN e HARDCASTLE (1970)*, é totalmente retido na forma de hidreto de urânio, por uma bomba também constituída de urânio metálico, mantido à temperatura ambiente. Após completa absorção a temperatura da bomba de urânio metálico é elevada acima de  $500^{\circ}$ C, liberando H<sub>2</sub>, que é introduzido em balão coletor atra vés de uma bomba Toepler.

Na operação e uso do sistema de preparo da água para a análise da relação D/H, apresentado na Figura 11, seguiram-se, as indicações contidas em *MATSUI et alii (1971)*.

# 4.2.9. Preparo da agua obtida para a analise da relação $18_0/16_0$

Para a determinação do teor de 18<sub>n</sub> nas amostras de água,

utilizou-se o método do equilíbrio isotópico entre a água e o dióxi do de carbono proposto por *EPSTEIN e MAYEDA (1953)*.

No preparo das amostras utilizou-se o sistema representado gràficamente na Figura 12. Através do sistema de admissão de CO<sub>2</sub> inicialmente retirava-se o ar da amostra de 5 ml de água e a seguir, introduzia-se o CO<sub>2</sub> no sistema. O balão contendo a amostra de água e o dióxido de carbono era colocada em um agitador, à temperatu ra constante de 25 ± 1°C, onde permanecia por um período de 14 horas, tempo este suficiente para a completa reação de troca isotópica entre o dióxido de carbono e a amostra de água. Passando este tempo, o balão era levado ao sistema de extração de CO<sub>2</sub>, no qual se coletava o CO<sub>2</sub> necessário à análise do teor de oxigênio-18.

#### 4.2.10. Análise dos teores de deutério e oxigênio-18

Os teores de deutério e oxigênio-18 foram determinados atr<u>a</u> vés de espectrômetro de massa (itens 4.1.6 e 4.1.7.), cujos desvios padrões nas medidas são de  $\pm$  1,5<sup>0</sup>/oo e  $\pm$  0,2<sup>0</sup>/oo, respectivamente para os modelos GD-150 e CH-4.

Nesses espectrômetros as amostras para análise são feitas por um sistema de dupla admissão, onde os reservatórios de gás apre sentam volumes variáveis, de modo a se conseguir um fluxo do tipo viscoso durante o escoamento do gás para a fonte de ionização. Na detecção das variações isotópicas D/H e  $^{18}$ O/ $^{16}$ O nos referidos espec trômetros, foi empregado o método nulo, proposto por McKINNEY et alii (1950). Assim, o sistema de detecção de cada um dos espectrômetros é composto por um potenciômetro, dois amplificadores indepen dentes e um registrador. Durante as análises das amostras, ajusta-se o potenciômetro de tal maneira que o sinal amplificado produzido pela corrente de íons de maior número de massa seja anulada pe lo sinal amplificado da corrente de ions de menor número de massa.

Os resultados das análises do conteúdo de deutério e oxigênio-18 são expressos na forma de desvio  $\delta^0$ /oo definido por *CRAIG* (1961).

Na operação dos espectrômetros e cálculos dos valores de  $\delta^0$ /oo, observaram-se as indicações dadas por *MATSUI et alii* (1971).

## 5. RESULTADOS OBTIDOS

## 5.1. Relativos a amostragem do vapor dágua do ar

5.1.1. Características dos períodos de amostragem

As condições atmosféricas reinantes nos dias de amostragem do vapor dágua do ar para os diversos sistemas utilizados são apresentados na Tabela II. Os dados representam os valores de temperatura do ar à sombra, umidade relativa, precipitação e vento, no Po<u>s</u> to Agrometeorológico da Escola Superior de Agricultura "Luiz de Que<u>i</u> roz" (ESALQ), Piracicaba.

Os dados de temperatura e umidade absoluta do ar nos intervalos de hora em hora, nos períodos de amostragem são apresentados nas Tabelas III a VI. São ainda apresentados nestas tabelas os valores dos fluxos utilizados na admissão do vapor e momentos de tomada de amostras com balão\*.

Tabela II - Condições atmosféricas reinantes, no Posto Agrometeorológico (ESALQ - Piracicaba), para os dias de amostragem de vapor.

N <sup>e</sup> do Expe <del>-</del> rimento	Temperatura Média	Umidade Relativa %	Precipitação mm	Vento km/ dia
1	12,1	76,9		**
2	11,0	76,4		**
4	**	**		7,5
7	19,0	80,1		29,0
8	20,6	61,0		15,0
9	16,7	76,0		46,3
10	25,4	55,9		25,3
11	19,4	56,1		27,0
12	17,4	89,8	6,4	46,3
13	17,6	87,7	22,5	45,2
14	25,0	75,1		26,0
15	23,3	87,5	95,7	21,2
16	24,5	88,1	10,0	13,4
17	26 <b>,5</b>	74,2		14,7
18	26,5	75,3	4,0	18,0
19	22,8	76,2		32,5

\*\* Faltam dados.

<sup>\*</sup> Os números que antecedem o B (de Balão) representam o número do ensaio.

Momento de leitura (hora local)	Total	Temperatura do Ar (°C)	Umidade Absoluta do ar (g/m <sup>3</sup> )	Fluxo l/min.	Balão de amostra
10:00		19,6	11,6		181
11:00		22,2	10,0		
12:00		23,2	8,2		
13:00		24,2	7,7	0,6	
14:00		27,0	7,3		
15:00	5:00	25,5	7,5		182
10:45		20,2	11,6		2 B 1
11:45		22,6	11,0		
12:45		23,5	11,6		
13:45		24,6	10,1	2,0	
15:00		25,2	9,5		
16:00	5:15	24,7	9,1		2 B 2
16:00		22,4	5,9		4 B 1
17:00		21,9	4,9	4,0	
18:00		18,0	6,2		
19:00	3:00	14,2	7,3		4 B 2

,

Tabela III - Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta do ar, tempo de amostragem, fluxo e balão de amostra coletada para os experimentos 1 a 4.

Tabela IV - Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta do ar, tempo de amostragem, fluxo e balão de amostra coletada para os experimentos 7 a ll.

Momento de leitura (hora local)	Total	Temperatura do Ar ( <sup>°</sup> C)	Umidade Absoluta do ar (g/m <sup>3</sup> )	Fluxo 1/min.	Número do balão de amostra
9:20 10:25	1:05	20,5 23,6	12,5 12,4	8,0	7 8 1 7 8 2
17:10 17:50	0:40	28,8 28,2	7,0 7,2	14,0	8 B 8 B 2
15:55 16:15	0:20	22,4 22,7	9,9 9,1	37,0	9 8 1 9 8 2
10:40 11:40	1:00	29,9 31,6	14,1 14,5	8,0	10 8 1 10 8 2
11:30 12:30 13:30 14:30	3:00	24,0 25,2 27,2 27,6	7,1 7,4 6,7 6,7	4,0	11 B 1 11 B 2

Tabela V - Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta tempo de amostragem, fluxo e balão de amostra coletada p<u>a</u> ra os experimentos 12 a 15.

Momento de leitura (hora local)	Total	Temperatura do Ar ( <sup>C</sup> C)	Umidade Absoluta do ar (g/m³)	Fluxo l/min.	Número do balão de amostra
16:20		19,2	14,1		12 8 1
17:20		18,8	14,0	3,0	
18:20	2:00	18,4	13,7		12 B 2
14:00		18,8	14,3	**************************************	13 B 1
15:00		18,2	14,3	3,0	
16:00	2:00	17,6	14,4		13 B 2
15:30		30,4	13,7		14 B 1
16:30		29,9	14,9	4,0	
17:30	2:00	29,2	15,5		14 B 2
10:15		25,4	16,8		15 B 1
11:15		26,8	16,7	4,0	
12:15	2:00	26,1	18,4		15 B 2

Tabela VI - Valores horários de temperatura do ar, umidade absoluta, tempo de amostragem, fluxo e balão de amostra coletada para os experimentos 16 a 19.

Momento de leitura (hora local)	Total	Temperatura do Ar (°C)	Umidade Absoluta do ar (g/m <sup>3</sup> )	Fluxo l/min.	Número do balão de amostra
16:10		29,3	18,4	8.0	16 B 1
17:30	1:20	23,8	19,0	0,0	16 B 2
16:00		32,2	14,2		17 8 1
17:00		31,0	14,2	4,0	17 B
18:00	2:00	30,3	13,6		17 B 2
10:50		25,6	17,8		18 B 1
11:10		26,8	16,7		
12:10		29,5	15,2		
13:10		31,0	13,8	2,0	
14,10		29,9	14,9		
15:10	4:20	29,0	15,8		18 B 2
12:00		29,5	15,8		19 B 1
13:00		31,2	13,7	8,0	
14:00	2:00	29,6	15,7		19 B 2

.
## 5.1.2. Valores de $\delta_D^{O}/oo$ das amostras obtidas

Os valores de  $\delta_D^{0}$ /oo relativos as amostragens de vapor dágua do ar são relatados na Tabela VII, respectivamente:

### 5.1.2.1. Com sistema de referência

Nas colunas (1) e (2), encontram-se os valores das amostras tomadas com o balão no início  $(B_1)$  e no final do experimento  $(B_2)$ , respectivamente. A coluna (3) refere-se a média de (1) e (2).

### 5.1.2.2. Com Tamiz Molecular

Nas colunas (4), (5) e (6), os valores das amostras tomadas com Tamiz Molecular respectivamente, l<sup>ª</sup> análise, repetição e m<u>é</u> dia.

#### 5.1.2.3. Com refrigerante

Nas colunas (7), (8) e (9), os valores das amostras tomadas com sistema refrigerante respectivamente, l<sup>ª</sup> análise, repetição e média.

# 5.1.3. Valores de $\delta^{18}0^{\circ}/00$ nas amostras obtidas

Os valores de  $\delta^{18}$  O'oo obtidos com os sistemas Tamiz Molecular e com refrigerante são demonstrados na Tabela VIII, respectivamente: 5.1.3.1. Com Tamiz Molecular (col. 1)

5.1.3.2. Com Refrigerante (col. 2)

## 5.2. Relativos ao padrão água

Os resultados de análise relativos ao padrão água vaporizado e coletado são relatados na Tabela IX e X como se segue:

5.2.1. Valores de  $\delta_D^{O}$ /oo obtidos:

Apresentados na Tabela IX.

5.2.1.1. Padrão: Nas colunas (1), (2) e (3), estão representados os valores da  $1^{\frac{9}{2}}$  análise, repetição e média da água eleita como padrão; preparada e analisada no espectrômetro.

5.2.1.2. Com Tamiz Molecular: Nas colunas (4), (5) e (6), respectivamente os resultados das análises relativos a l<sup>ª</sup> análise, repetição e média obtidas através do sistema com Tamiz Molecular.

5.2.1.3. Com Refrigerante: estão representadas nas colunas (7), (8) e (9) os dados das análises das águas obtidas com este sis tema, para análise, repetição e média.

	Sistema	de Refer	ência	Sistema c/7	Tamiz Mo:	lecular	Sistema cc	ım Refrig(	erante	
do Ex- Lmento	B1	B2	Média	l <sup>ª</sup> Análise	Repet.	Média	l <sup>ª</sup> ∼Anális∈	3 Repet.	Média	
	(1)	(2)	(3)	[4]	(5)	(8)	(2)	(8)	(6)	
-	-105,1	- 94,7	6 <b>°</b> 66 -	-100,9	-101,4	-101,1				
2	-114,4	*	• • • •	- 94,7	<b>-</b> 94 <b>,</b> 9	- 94 <b>,</b> 8				
4	-111,6	-100,4	<b>-1</b> 06 <b>,</b> 0	-118,6	-118,2	-118,4				
7	- 90,4	<b>-</b> 90 <b>,</b> 8	- 90,6	- 81,8	- 81,2	- 81,5			•	
Ð	- 91,8	- 80,5	- 91,1	- 91,4	- 91,4	- 91,4	•		· ·	
ۍ ص	*	-102,6		-106,4	-105,5	-105,8		•		
10	-122,7	-102,0	<b>-1</b> 12,3	- 94,8	- 96,6	- 95,7				
11	-104,2	-105,0	-104 <b>,</b> 6	-108,2	-108,3	-108,2				
12	-105,2	- 90,2	- 97,7	-100,9	-100,6	-100,7	•		•	
13	*	-102,0		-119,4	-117,5	-118,4	-119,0	-119,1	-119,5	
14	-107,9	*	•	- 90,6	- 30,0	- 90,3	- 94,9	- 93,2	- 94,0	
15	-113,4	-115,6	-114,5	-103,6	- 101 , 0	-102,3	-109,0	-108,1	-108,5	
16	- 95,8	*		- 89,5	- 88,3	- 88,9	-105,6	-106,0	-105,8	
17	- 71,7	- 77,8	- 74,7	- 74,8	- 75,7	- 75,2	- 77.7	- 78,6	- 78,1	
18	*	*		- 70,6	- 69,1	- 69,8	- 78,5	- 76,4	- 77,4	
19	- 78,7	- 75,9	- 77,3	- 79,4	- 81 <b>,</b> 0	- 80,2	- 63,5	- 64,8	- 64,1	

.65.

•

z

A	δ <sub>18</sub> 0/ <sub>00</sub>	
	Com Tamiz Molecular (1)	Com Refrigerante (2)
13	- 15,33	- 15,92
14	- 11,21	- 13,96
15	- 15,51	- 16,02
16		
17	- 10,91	- 12,74
18	- 8,20	- 12,36
19	- 11,54	- 12,94

Tabela VIII - Valores de  $\delta_{18}$ o/ na análise da água coletada através dos sistemas coletor de vapor dágua do ar com Tamiz Molecular e com refrigerante.

5.2.2. Valores de  $\delta^{180}$  oo obtidos (Tabela X)

#### 5.2.2.1. Padrão

Os resultados para a água que não sofreu evaporação, estão representados nas colunas (1) e (2) e a média na (3).

5.2.2.2. Com Tamiz Molecular

Os resultados obtidos para este sistema, encontram-se nas colunas (4) e (5) e a média na (6).

#### 5.2.2.3. Com Refrigerante

As colunas (7), (8) e (9) representam os dados obtidos para este sistema, sendo respectivamente,  $l^{\frac{a}{2}}$  análise, repetição e média.

Na última coluna horizontal das duas tabelas citadas,encontram-se as médias dos experimentos com seus respetivos desvios padrão. Tabela IX - Resultados comparativos dos valores de  $\delta^{\ 0}_{\ 0}$ /ooobtidos com padrão e os sistemas com Tamiz Molecular. (s = desvio padrão)

•

.67.

.

### 6. DISCUSSÃO DOS RESULTADOS

- 6.1. Relativos a amostragem do vapor dágua do ar
  - 6.1.1. Quanto a utilização dos métodos de balão e com refrigerante, como referencial

'No presente trabalho, o valor  $\delta_D^0$ /oo amostrado pelo sistema com Tamiz Molecular, foi o valor médio obtido no tempo de amostragem contínua correspondente.

Para verificar os resultados conseguidos, pretendeu-se que amostragens feitas com balão no início e no fim do experimento dev<u>e</u> riam formar um valor médio que pudesse ser tomado como verdadeiro, sendo portanto o referencial de comparação.

A extrema variabilidade dos valores  $\delta_n^o/co$  obtidos pelos ba lões no início e no fim de cada experimento num e noutro sentido co mo mostramos dados da Tabela VII revelaram a inviabilidade deste mé todo, como referencial de comparação. Tal processo seria viável se no decorrer das amostragens efetuadas, o meio amostrado se apresen tasse relativamente constante. Tal fato pode não ocorrer, е nas condições do experimento nº 10 (Tabela VII) podemos notar uma varia ção de 20,7<sup>0</sup>/oo apenas no período de uma hora. Um outro aspectoque deve ser considerado nos resultados obtidos por balão é o fato de não se ter condições de repetir a análise para um mesmo balão. Isto deve contribuir sensivelmente para os desvios entre balões de ummes mo experimento, posto que não existe a possibilidade de avaliar а ocorrência de algum erro no preparo e análise da amostra. Verifica -se portanto que uma amostragem "ideal" por este processo necessita rá de um grande número de balões, sendo portanto impraticável, em função das técnicas de preparo e análise.

De acordo com o mencionado anteriormente, para avaliar a eficiência do sistema com Tamiz Molecular adotou-se como referencial o sistema com refrigerante já descrito, sendo o ar amostrado simultaneamente nos dois sistemas. Assim sendo a água obtida por este processo era representativa do período de amostragem, e em volume suficiente para permitir não só repetição de análise, como também para análise de oxigênio.

## 6.1.2. Quanto aos valores obtidos de $\delta_{\Pi}^{0}$ /oo

Quando se comparam os resultados do sistema de balões com os de Tamiz Molecular (Tabela VII), evidenciados no gráfico da Figu ra 15, nota-se que os experimentos 1, 8, 11, 12, 17 e 19 não diferem de valores maiores do que os experimentos 2, 9, 13, 14 e 16 não devem ser considerados, visto que os valores obtidos se referem apenas ao instante inicial ou final da coleta de amostra.



Entretanto os experimentos 4, 7, 10 e 15 diferem acentuadamente. Quando se comparam os resultados dos sistemas de amostragem contínua apresentados na mesma tabela e figura podem se notar menores desvios. Apenas os dados dos experimentos 16 e 19 apresentam v<u>a</u> lores discrepantes, devido ao fato que no dia dessas amostragens ocorreram, falta de energia, precipitação pluviométrica e avarias no sistema de fluxo, prejudicando a amostragem. Tais amostras não foram excluídas posto que, queríamos saber se fatos como estes, pass<u>í</u> veis de ocorrer em uma amostragem, poderiam afetar as determinações.

No tocante as intensidades de fluxo, foram testados valores de 0,6 até 37 l/min. As variações de fluxo efetuadas nos primeiros experimentos, tem como referência apenas o sistema de balões que conforme discutido anteriormente, são referênciais que ficam muito aquém do desejado. Todavia, como para os experimentos até o  $n^{o}$  12, o referencial disponível é somente este, tornou-se necessário sua utilização como primeira informação a respeito dos fluxos possíveis de serem utilizados.

Assim a análise dos dados de  $\delta_D^{0}$ /oo nos permite verificar resultados comparáveis com o sistema proposto para os experimentos com fluxo de 0,6, 3, 4, 8, 14 e 37 l/min, sendo que para este último, o dado do referencial não é média (utilizamos este dado por ser o único com este fluxo).

Por outro lado a análise com o referencial com refrigerante nos mostra resultados comparáveis com o sistema proposto para fluxos de 3 e 4 l/min, isto é, os fluxos aos quais foram submetidos, visto que um terceiro fluxo testado, 8 l/min, coincidiu com os exp<u>e</u> rimentos 16 e 19.

Desta forma, de acordo com os resultados conseguidos, é de se esperar que para fluxos baixos, em torno de 30 l/min, o sistema coletor de vapor com Tamiz Molecular, absorva toda água do ar. Experimentos com fluxos mais elevados, não foram efetuados, tendo-se em conta o fato do tempo de amostragem necessário para "s<u>a</u> turação" do absorvente, ser relativamente pequeno, quando se considera a variação da umidade absoluta em torno de uma média de l0g/m<sup>3</sup>.

Caso houvesse mais acréscimos no fluxo, teriamos amostras instantâneas, semelhante a dos balões. Contudo, o material utiliz<u>a</u> do, Tamiz Molecular tipo 4A, foi testado por *OSTLUND (1967)*, para coleta de tritic a fluxos relativamentes altos, em torno de 150 l/ min, com perdas de absorção minimas.

6.1.3. Quanto aos valores obtidos de  $\delta^{18}0$   $\prime$ oo

Os resultados obtidos com os sistemas de Tamiz Molecular e com refrigerante, são mostrados na Tabela VIII e comparados na Figura 16, apresentam uma tendência constante para valores mais negativos com relação aos valores de  $\delta^{18}$  das amostras tomadas pelo si<u>s</u> tema de referência.

Nota-se que todos os experimentos apresentam diferenças mai<u>o</u> res que o erro analítico do sistema de preparo e análise do oxigênio-18, isto é, 0,2<sup>0</sup>/oo, tendo o experimento 15, ficado mais próximo deste valor. De acordo com o "teste das ordens assinaladas" de Wilcoxon, podemos afirmar, que a probabilidade de sentido destas d<u>i</u> ferenças serem casuais, é de 1,6%.

Tais resultados, sugerem que a massa de vapor retida nos sistemas, seja ligeiramente menor que a massa amostrada ( $m_0$ ), provocando fracionamento desde que, de acordo com a equação (62),o fr<u>a</u> cionamento será nulo (para qualquer temperatura) apenas na condição  $m - m_0 = 0$ , ou também reações de troca isotópica que possam ter ocorrida. 6.2. Relativos a um padrão água

6.2.1. Quanto aos valores obtidos de  $\delta_{\Omega}^{0}$ /oo

De acordo com os dados apresentados no Quadro IX, podemos observar que os resultados encontrados para os experimentos compar<u>a</u> tivos, mostram valores que não diferem significativamente entre si ao nível de 1%, segundo o teste "t".

Observa-se que as médias e seus respectivos erros padrões foram:

> Padrão = 74,6 ± 1,0 Tamiz Molecular = 70,6 ± 3,0 Refrigerante = 74,0 ± 2,0

Do ponto de vista prático, a dispersão de valores observados é perfeitamente aceitável, tendo em vista a precisão do método analítico utilizado, que apresenta usualmente um desvio padrão da ordem de  $2,0^{\circ}/$ oo.

6.2.2. Quanto aos valores obtidos de  $\delta^{180}$  o

Conforme os dados obtidos pelos três métodos apresentados no Quadro X, observa-se que os resultados mostram valores que não dif<u>e</u> rem significativamente entre si, ao nível de 1%, de acordo com o teste "t".

Contudo o desvio padrão observado é significativamente sup<u>e</u> rior ao desvio padrão analítico.

#### 7. CONCLUSÕES

- O sistema de amostragens através de balões, não é válido para m<u>é</u> dia de um período, desde que, pode existir uma grande variação na composição do ar amostrado, em pequenos lapsos de tempo.
- A performance do sistema com Tamiz Molecular nos sugere, nas con dições do experimento, sua praticabilidade para amostragens médias, dado que:
  - 2.1. Permite análises simultâneas para Hidrogênio e Oxigênio.
  - 2.2. Coleta um volume de água suficiente que possibilita a repetição da análise.

- 2.3. Permite a tomada de amostra a temperatura ambiente, eliminando a necessidade de um agente refrigerante de baixa temperatura.
- 2.4. Possibilita a escolha do período de amostragem adequado, des de que, a variação de fluxo, em baixos níveis, não provoca fracionamento que possa comprometer a amostragem.
- 2.5. O uso deste sistema implica, para o caso do Hidrogênio, em desvios de medida da ordem de grandeza próxima a precisão da análise espectométrica.
- 2.6. O uso deste sistema, implica, para o caso do Oxigênio em desvios de medida aproximadamente 3 vezes maior do que a precisão da análise espectométrica.

### 8. RESUMO

O trabalho teve como finalidade principal o desenvolvimento de um sistema para coleta de vapor dágua do ar com vistas à análise da variação isotópica natural. Este sistema utiliza Tamiz Molecular tipo "4A", sem agente refrigerante e permite a escolha do inter valo de amostragem desde alguns minutos até várias horas, pela variação do fluxo de admissão. O sistema proposto foi comparado com outros existentes, tendo-se mostrado de grande praticabilidade para coleta de amostras destinadas a análises de D/H, com erros da ordem de ± 3,0°/oo e ± 0,6°/oo na relação  $\delta_D^{0}/oo$  e  $\delta^{18}0'$ oo, respect<u>i</u> vamente.

#### 9. SUMMARY

This study had as main objective the development of a system to collect water vapor from air for isotopic composition analysis and its natural variation. The system consists of a molecular sieve type 4A, without cooling agent and permits the choice of a sampling time varying from a few minutes to many hours through the control of the admission vapor flux. The system has been compared with other existing systems, having shown excellent performance for the collection of samples for D/H ratio analysis, with errors of the order of  $\pm 3.0^{\circ}/$ oo and  $\pm 0.6^{\circ}/$ oo in the  $\delta_{D}^{\circ}/$ oo and  $\delta_{180}^{180}/$ oo ratios, respectively.

#### 10. BIBLIOGRAFIA

- BARROS FERRAZ E.S.; SALATI, E., MATSUI, E. <u>Estudo das variações</u> <u>isotópicas naturais de D/H e O<sup>18</sup>/O<sup>16</sup> em amostras de ar at-</u> <u>mosférico.</u> Piracicaba. ESALQ/CENA, 1970. 7p. |Relatório preliminar de pesquisa;
- BARRY, P.J. & MERRITT, W.F. Perch Lake evaporations study. In: SYMPOSIUM OF ISOTOPE HYDROLOGY, Vienna, 1969. <u>Anais</u>, Vienna, IAEA, 1970, p.139-151.
- BDH CHEMICALS Laboratory chemicals catalogue. Poole, England, 1969. p.354-355.

- BEGEMANN, F. & FRIEDMAN, I. Tritium and deuterium content of atmospheric hydrogen. Z. Naturforchg. 14(a):1024-1031, 1959.
- BEGEMANN, F.; FRIEDMAN, I. Isotopic composition of atmospheric hydrogen. J. Geoph. Res. 73(4):1139-1147, 1968.
- BROWN, F.; GOLDSMITH, P.; GREEN, H.L.; HOLT, A.; PARHAM, A. G. Measurements of the water vapour, Tritium and Carbon-14 content of the middle stratosphere over southern England. Tellus, 13(3):407-416, 1961.
- CHOM, V.T. The progress of hydrology. In: SYMPOSIUM OF ISOTOPES IN HYDROLOGY, Vienna, 1966. Anais, Vienna, IAEA, 1967. p.3-20.
- COMPSTON, W.S.: EPSTEIN, S. A method for the preparation of carbon dioxide from water vapour for oxygen isotope analysis. Trans. Am. Geoph. Union, 39:511-512, 1958.
- CRAIG, H. Standard for reporting concentration of deuterium and oxygen-18 in natural waters. Science, 133:1833-1834, 1961.
- CRAIG H.; GORDON, L.J.; HORIBE, Y. Isotopic Exchange. Effects in the evaporation of water. J. Geoph. Res., 68(17):5079-88, 1963.
- DANSGAARD. M. The abundance of O<sup>18</sup> in atmospheric water and water vapour. Tellus, (4):451-469, 1953.
- DA<sup>N</sup>SGAARD, W. <u>The isotopic composition of natural waters</u>: with special reference to the greenland ice cap. Copenhagen, Bianco Lunos Bogtrykkeri, 1961. 120p.

Stable isotopes in precipitation. <u>Tellus, 16</u>: 436-468, 1964.

- DIMCER, T. The use of 0~18 and deuterium concentrations in the Balance of Lakes. <u>Water Resour. Res. Wach.</u> 4(6):1289-1305, 1968.
- EPSTEIN, S.: MAYEDA, T. Variations of the oxygen-18 content of water from natural sources. <u>Geochim. Cosmochim. Acta</u>, 4(5):213-224, 1953.
- ERIKSSON, E. Isotopes in hydrometeorology. In: SYMPOSIUM OF ISOTOPES IN HYDROLOGY, Vienna, 1966. <u>Anais</u>, Vienna, IAEA, 1967. p.21-33.

Deuterium and oxygen-18 in precipitation and other natural waters. Some theorical considerations. <u>Tellus</u>, 16·498-512, 1965.

- FERRAPA. G.C. GONFIANTINI, R., PANICHI, C. La compozione isotopica del vapore di alcuni soffioni di Larderello e dell'acqua di alcuni sorgenti e mofete della Toscana. <u>Atti Soc. Tosc. Sc.</u> Nat.. 72:3-21, 1965.
- FONTES, J. Ch.; GONFIANTINI, R. Composition isotopique et origine de la vapeur d'eau atmospherique dans la region du lac Leman. Earth Planetary Sc. Letters, 7:325-329, 1970.
  - *ROCHE*, *M.A.* Deuterium et oxygene-18 dans les eaux du lac Tchad. In: SYMPOSIUM OF ISOTOPE HYDROLOGY, Vienna, 1969. <u>Anais</u>, Vienna, IAEA, 1970. p.387-404.
- PRIEDMAN, I. MACHTA, L.; SOLLER, R. Water-vapour exchange between a water droplet and its environment. J. Geophys. Res., 67(7):2761-2766, 1966.

FRIEDMAN, I., REDFIELD, A.C.; SCHOEN, B.; HARRIS, J. The variation
of the deuterium content of natural waters in the
hydrological cycle. <u>Reviews of Geophysics</u>, 2(1):177-223,
1964.

gas. <u>Geochim. Cosmochim. Acta</u>, 34:125-126, 1970.

- GAT, J.; CARMI, I. Evolution of the isotopic composition of atmospheric water in the Mediterranean sea area. J. Geophys. Res. 75(15):3030-3048, 1970.
- & DANSGAARD, W. Stable isotope survey of the fresh water occurrences in Israel and the Northern Jordan rift valley. Journal of Hydrology, Amsterdam, 16:177-212. 1972.
- GOMFIANTINI, R.: LONGINELLI, A. Oxygen Isotopic composition of fogs and rains from the north Atlantic. <u>Experientia</u>, 18(222):1-5, 1962.

TOGLIATI, V.; TONGIORGI, E. Some possible applications of isotopic analysis of water to hydrologyc problems. In: SCIENCE ET TECHNIQUE POUR LES RÉGIONS PEU DÉVELOPPÉES. Roma, Consiglio Nazionale Delle Ricerche, 1963. p.71-80.

- GONSIOR, B.: FRIEDMAN, I.; EHHALT, D. Measurements of the tritium and deuterium concentrations in atmospheric hydrogen. J. Geoph. Res., 68(13):3753-3756, 1963.
- GRYAZNOVA, Z.V. et alii. Separation of hydrogen isotopes on type a synthetic zeolites containing cobalt ions. Doklady Akad. Nauk SSSR, 153(5):1105-1167, 1963.

HELFFERICH, F. Ion exchange. New York, McGraw-Hill, 1962.

INTERNATIONAL ATOMIC ENERGY AGENCY. Application of isotope techniques in dydrology. Vienna, 1962, 31p. (Technical reports series, n°11)?

\_\_\_\_\_\_. Isotopes techniques in hydrology. Vienna, 1964. 36p. (Technical reports series, n°23).

Guidebook on nuclear techniques. in hydrology. Vienna, 1968. 214p. (Technical reports series, n°9]].

- LEAL, J.M.; SALATI, E.; MENDES CAMPOS, M.; MATSUI, E. <u>Caracteriza-</u> <u>ção de águas do Nordeste brasileiro com isótopos ambientais.</u> Recife, Divisão de Documentação, 1974. 32p. (BRASIL. SUDENE. Hidrogeologia, nº47).
- LEOPOLDO, P.R.; SALATI, E.; MATSUI, E. Método de extração da água do solo para análise da relação D/H. Piracicaba, CENA, 1973. 21p. (Boletim Científico, nº9).

água do solo durante o processo de evaporação <u>Ciência e</u> Cultura, 26(7):668-671, 1974.

- LLOYD, R.M. Oxygen isotope enrichement of sea water by evaporation. Geoch. Cosmochim. Acta, 30:801-814, 1966.
- MATSUI, E.; SALATI, E.; BARROS FERRAZ, E.S. Medida da variação natural da relação D/H em amostras de água. Piracicaba, CENA, 1971. 31p. (Boletim Científico, nº1).

- MATSUI, E.; SALATI, E.; BRINKMANN, W.L.F.; FRIEDMAN, I. Vazões relativas dos rios Negro e Solimões através das concentrações de O<sup>18</sup>. Acta Amazônica, <u>2</u>(3)31:46, 1972.
- McKINNEY, C.R.; McCREA, J.M.; EPSTEIN, S.; HALLEN, H.A.; UREY, H.C. Improvements in mass spectrometers for the measurements of small differences in isotope abundance ratios. <u>Review of Sc.</u> Instruments, 21(8):724-730, 1950.
- MIYAKE, Y. & MATSUO, S. A note on the deuterium content in the atmosphere and the hydrosphere. <u>Pap. Met. Geophys.</u>, 13:245-259, 1962.
- OSTLUND, H.G. Hurricane tritium I: preliminary results on Hilda 1964 and Betsy 1965. Geogr. Monogr.(11):58-60, 1967.

. Hurricane tritium II: air-sea exchange of water in Betsy 1965. Tellus, 20(4):577~594, 1968.

- PAYNE, B.R. et alii. Groundwater studies an international guide for practice. cap. 10. no prelo.
- RANKAMA, K. Isotope geology. London, Pergamon Press, 1956. cap.ll.
- ROTH, E. L'utilisation des mesures de teneus en deutérium pour l'étude des phénomènes météorologiques et géologiques.
   J. Ch. Phys., 60(1-2):339-350, 1963.
- SALATI, E.; CERVELLIMI, A.; MOURA METO, M.R. Concentração de O<sup>18</sup> em águas subterrâneas do Nordeste brasileiro. Piracicaba, CENA, 1970. 10p. [mimeografado].
- SALATI, E.; GUSMÃO, G.A.; MATSUI, E.; CERVELLINI, A. Estudo das con centrações de O<sup>18</sup> e D em águas do Nordeste brasileiro. Pira cicaba, CENA, 1971. 30p. (Boletim Científico, nº2).

- SALATI, E.; CERVELLINI, A.; GODOY, H. Medidas de concentrações de O<sup>18</sup> em águas de chuva do Estado de São Paulo. Piracicaba, CENA, 1972. 14p. (Boletim Científico, nº3).
- SALATI, E. MATSUI, E. CERVELLINI, A. Concentrações de O<sup>18</sup> e D em amostras de água de rios do Brasil. Piracicaba, CENA, 1970. 3p. [1º relatório].
- SANTIAGO, M.M.F. Fracionamento isotópico da água durante a evaporação. São Paulo, 1972. 65p. [Mestrado - EP].
- VIEIRA, O.J. Concentrações de D e O<sup>18</sup> nas águas de precipitação e de superfície dos Estados de Minas Gerais, São Paulo e Para ná. Piracicaba, 1974. 153p. [Mestrado - ESALQ].
- VILLA NOVA, N.A.; OMETTO, J.C.; SALATI, E. Aspectos termodinâmicos da atmosfera. Piracicaba, CENA, 1972. 24p. (Boletim didático, nº6).
- ZIMERMANN, U. An automatic water vapor sampler for stable isotope investigations. Int. Jour. Appl. Rad. Isot., 23:173-177. 1972.