



Rem: Revista Escola de Minas

ISSN: 0370-4467

editor@rem.com.br

Escola de Minas

Brasil

Hypolito, Raphael; Ezaki, Sibele; Pérez-Aguilar, Annabel
Fluoreto nas águas subterrâneas dos aquíferos Tubarão e Cristalino, região de Salto-Indaiatuba (SP)
Rem: Revista Escola de Minas, vol. 63, núm. 4, outubro-diciembre, 2010, pp. 715-726
Escola de Minas
Ouro Preto, Brasil

Disponível em: <http://www.redalyc.org/articulo.oa?id=56416594018>

- Como citar este artigo
- Número completo
- Mais artigos
- Home da revista no Redalyc

redalyc.org

Sistema de Informação Científica
Rede de Revistas Científicas da América Latina, Caribe, Espanha e Portugal
Projeto acadêmico sem fins lucrativos desenvolvido no âmbito da iniciativa Acesso Aberto

Fluoreto nas águas subterrâneas dos aquíferos Tubarão e Cristalino, região de Salto-Indaiatuba (SP)

Fluoride in the groundwater of the Tubarão and Crystalline aquifers, Salto-Indaiatuba region (SP)

Raphael Hypolito

Químico, Professor Dr. Titular
do Instituto de Geociências da
Universidade de São Paulo - IGc/USP
Departamento de Geologia
Sedimentar e Ambiental, Pesquisador
do Centro de Pesquisas de Águas
Subterrâneas - CEPAS/IGc/USP
E-mail: rhypo@igc.usp.br

Sibele Ezaki

Geóloga, Msc., Pesquisadora do
Instituto Geológico da Secretaria do
Meio Ambiente do Estado de São
Paulo - IG/SMA
Pós-graduanda do IGc/USP
E-mail: sibezaeki@igeologico.sp.gov.br

Annabel Pérez-Aguilar

Geóloga, Dra., Pesquisadora do
Instituto Geológico da Secretaria do
Meio Ambiente do Estado de São
Paulo - IG/SMA
E-mail: annabelp@igeologico.sp.gov.br

Resumo

Na região de Salto-Indaiatuba, SP, foram detectadas concentrações anômalas de fluoreto ($> 1,5 \text{ mg dm}^{-3}$) em águas de 19 poços tubulares profundos, com valores médios de $3,03 \text{ mg dm}^{-3}$ e máximo de $6,95 \text{ mg dm}^{-3}$, constituindo restrição ao uso das águas para consumo humano. Os poços extraem água dos Aquíferos Tubarão (sedimentar, granular) e Cristalino (granítico, fissural) e são utilizados para fins sanitários e/ou em processos industriais. Suas águas são predominantemente do tipo bicarbonatadas e bicarbonatadas-sulfatadas, com altas concentrações de HCO_3^- e Na^+ e valores de pH entre 7,5 e 10,0. As maiores concentrações de F^- ocorrem em poços dos Aquíferos Tubarão e Tubarão/Cristalino. A presença do íon F^- em águas subterrâneas é controlada por elevados valores de pH, alcalinidade e disponibilidade de flúor. A fonte de fluoreto nos Aquíferos Tubarão e Cristalino pode estar associada à percolação de fluidos hidrotermais relacionada aos derrames de lava do Mesozóico associados à abertura do Atlântico Sul e/ou hidrólise de minerais e argilominerais ricos em flúor.

Palavras-chave: Fluoreto, águas subterrâneas, Aquífero Tubarão, Aquífero Cristalino.

Abstract

Anomalous concentrations of fluoride in groundwater were identified in 19 drilling wells in the Salto-Indaiatuba region, São Paulo State, with an average concentration of 3.03 mg dm^{-3} and a maximum of 6.95 mg dm^{-3} , which constitute a restriction for the water's usage in terms of human consumption. The wells exploit water from the Tubarão Aquifer (sedimentary, granular) and Crystalline Aquifer (granitic, fractured), used for sanitary or industrial purposes. These groundwaters are typically HCO_3^- and HCO_3^- - SO_4 types, with high concentrations of HCO_3^- and Na^+ and high pH-values between 7.5 and 10.0. The highest concentrations of F^- are associated to the Tubarão and Tubarão/Crystalline aquifer drilling wells. The presence of F^- in groundwater is controlled by these high pH-values, alkalinity, and fluorine availability. The source of fluoride in the Tubarão and Crystalline Aquifers can be related to the percolation of hydrothermal fluids associated with Mesozoic lava flow, emplaced due to the opening of Atlantic Ocean and/or hydrolysis of fluorine-rich minerals and clay minerals.

Keyword: Fluoride, groundwaters, Tubarão Aquifer, Crystalline Aquifer.

1. Introdução

A região de Salto e Indaiatuba constitui atualmente um pólo urbano e industrial em expansão localizado a aproximadamente 110 km a noroeste da cidade de São Paulo, SP. Há uma crescente demanda de água, mas também sérias limitações quanto ao potencial de abastecimento público pelos mananciais superficiais, na maioria, degradados. Apesar da baixa produtividade dos aquíferos nessa região, sua exploração tornou-se importante alternativa. Entretanto, constataram-se teores elevados de flúor nas águas subterrâneas captadas por alguns poços tubulares profundos de uso privado, utilizados em sua totalidade para fins sanitários, domésticos ou em processos industriais.

Para a Organização Mundial da Saúde, a concentração máxima de fluoreto em água potável é de 1,5 mg dm⁻³ (WHO, 2006), valor também adotado pela Portaria nº 518, de 25/03/2004 do Ministério da Saúde do Brasil. A ingestão contínua de águas com concentrações elevadas de flúor pode acarretar riscos à saúde, como a fluorose dentária, identificada por leves manchas esbranquiçadas até castanhas no esmalte do dente, e doenças do esqueleto que podem propiciar fratura de ossos (WHO, 2006).

Os teores médios de flúor nas águas do mar e em rios e lagos são, respectivamente, de 1 mg.dm⁻³ e < 0,5 mg.dm⁻³ (WHO, 2006). Nas águas subterrâneas, os teores são variáveis e dependem da natureza das rochas, da ocorrência de minerais com flúor e do grau de interação rocha-água (Chae et al., 2007). No entanto, sua presença também pode estar associada a atividades humanas em indústrias como a de alumínio (criolita), de fertilizantes (fluorapatita, gesso e formulações NPK) (Conceição & Bonotto, 2005), produção de ácido fosfórico, utilização como fundente nas indústrias metalúrgica e cerâmica e até mesmo no setor nuclear, onde compostos fluorados são utilizados.

Águas com elevadas concentrações de fluoreto ocorrem em diversas regiões no mundo e sua presença, normalmente,

está associadas a: 1) rochas graníticas e gnáissicas (Índia, Paquistão, África Oeste, Tailândia, China, Coreia, Sri Lanka, Sul da África; EUA, Reino Unido e Noruega); 2) rochas vulcânicas (*Rift* do Leste Africano, com até 690mg.L⁻¹ de flúor, Vale da Jordânia; Sudão, Etiópia, Uganda; Índia, Havaí); 3) sedimentos de origem marinha em áreas montanhosas (Irã-Síria, Turquia, Iraque até a região mediterrânea, Argélia e Marrocos, sul dos EUA, sul da Europa e sul da USSR) (Hem, 1985; Garici & Davies, 1993; Ampabire et al., 1997; Banks et al., 1998; Kim & Jeong, 2005; WHO, 2006; Ozsvath, 2006; Guo et al., 2007; Chae et al., 2007).

Na bacia do Paraná e no seu embasamento cristalino, há diversas regiões que apresentam anomalias de flúor nos aquíferos associados (Kimmelman & Silva, 1990; Fraga, 1992; Licht, 2001; Sracsek & Hirata, 2002; Silvério da Silva et al., 2006; Kern et al., 2008; Nanni, 2008; Viero et al., 2009).

Nas águas subterrâneas, o fluoreto (F⁻) é a forma mais comum de ocorrência do flúor, podendo formar complexos estáveis com magnésio, boro (BF(OH)₃⁻, BF₂(OH)₂⁻, BF₃(OH)⁻), compostos orgânicos e, ocasionalmente, com alumínio (AlF₂⁺, AlF₂⁺, AlF₃⁺, AlF₄⁻, AlF₅⁻, AlF₆⁻), ferro (FeF₂⁺, FeF₂⁺, FeF₃) e cálcio, embora Al³⁺ e Fe³⁺ tendam a precipitar como hidróxidos e Ca²⁺ como carbonatos e sulfatos (Hem, 1968; Kern et al., 2008).

As fontes de flúor são minerais presentes nas rochas da crosta (ígneas, metamórficas ou sedimentares) ou do manto, nos magmas, assim como também fluidos hidrotermais associados a processos magmáticos ou metamórficos (Allmann & Koritnig, 1969; Edgar & Arima, 1985; Fraga, 1992). A incorporação de flúor nos minerais a partir de uma fase fluida rica nesse elemento, ou vice-versa, depende de diversas variáveis como temperatura, pressão, pH, Eh, composição dos minerais, composição da fase fluida, razão rocha-água, tempo de reação e composição do magma quando constitui uma das variáveis envolvidas (Edgar & Arima, 1985; Zhu & Sverjensky, 1991; Ampabire et al. 1997).

O objetivo desse trabalho é caracterizar as concentrações de fluoreto nas águas subterrâneas das regiões de Salto e Indaiatuba e estabelecer correlações dessas concentrações com os diferentes aquíferos presentes na região, representados pelo Aquífero Tubarão, que constitui um aquífero sedimentar de porosidade granular, e pelo Aquífero Cristalino, Pré-Cambriano, fissural, hospedado em rochas granitóides.

2. Contexto geológico

Na área estudada afloram rochas sedimentares do Subgrupo Itararé (Grupo Tubarão) presentes na borda leste da bacia do Paraná e rochas do embasamento cristalino constituído por rochas metamórficas e diversos corpos granitóides (Almeida et al., 1981).

Neves (2005) agrupou as rochas metamórficas que afloram ao norte das Zonas de Cisalhamento Jundiuvira e Itu no Complexo Amparo e, também, agrupou aquelas que afloram ao sul dessas zonas de cisalhamento nos Grupos São Roque e Serra do Itaberaba. A todas essas unidades foram atribuídas idades pré-cambrianas, tendo sido o Complexo Amparo posicionado na coluna estratigráfica como sendo mais velho e o Grupo São Roque como mais novo.

As rochas do Complexo Amparo foram subdivididas por essa autora em quatro unidades onde predominam migmatitos, quartzitos, xistos e gnaisses, estando as rochas do Grupo Serra do Itaberaba representadas por uma unidade de rochas metavulcânicas e as do Grupo São Roque, essencialmente, por metarritmitos e metarenitos e, de forma subordinada, por filitos e quartzitos.

As rochas do Complexo Amparo encontram-se cortadas por diversos corpos de granitóides com idades variando entre o Neoproterozóico e Eo-Paleozóico, sendo mais representativos aquelas associadas ao Complexo Granitóide Itu (Pascholati, 1990; Galembeck, 1997). De forma geral predominam microclínio granitos leucocráticos com baixas concentrações de biotita ± anfíbólio (Galembeck et al., 2001).

As rochas sedimentares do Subgrupo Itararé, de idade permocarbonífera (Souza, 2006), cobrem, principalmente, corpos granitóides e, secundariamente, rochas do Complexo Amparo. Correspondem à unidade basal, a mais espessa do Grupo Tubarão, e foram depositadas, principalmente, em ambientes lacustres, deltaicos e marinhos presentes na interface entre o continente e a plataforma marinha, sob influência glacial, periglacial e interglacial (Rocha-Campos, 1967; Saad, 1977; Stevaux et al., 1987; Zalán et al., 1990; Petri & Pires, 1992; Santos et al., 1996; Salvetti, 2005). Como consequência, observam-se, horizontal e verticalmente, uma grande variação e uma interdigitação de fácies.

Os últimos eventos de deposição de sedimentos estão representados por coberturas de depósitos coluviais e eluviais do Terciário constituídos, principalmente, por conglomerados, argilitos e arenitos (Neves, 2005).

Na região, há presença de três grandes grupos de lineamentos, que possuem, respectivamente, orientações variando entre N 45°-65°W, N50° -70°E e E-W. Zonas de fraqueza NW e NE foram herdadas do embasamento Pré-Cambriano e reativadas durante o Fanerozóico e as estruturas E-W se desenvolveram, principalmente, associadas à ruptura do supercontinente Gondwana e à abertura do Atlântico Sul, durante o Mesozóico, em regime de esforços extensivo (Zalán et al., 1990; 1991). As falhas de Cachoeira, da Fonte, Cururu e Piraí, de direção NW, localmente colocam em contato corpos granitóides com rochas do Complexo Amparo (Neves, 2005). Na região estudada, foram medidas falhas normais de direção média N45E (granitóides) e N25W (granitóides e Subgrupo Itararé). Anomalias termais do manto geraram grandes derrames de lavas da Formação Serra Geral da bacia do Paraná e de diques de diabásio orientados, preferencialmente, na direção NW. Esse evento de esforços extensivos provocou uma significativa reativação de zonas de fraqueza NE (Zalán et al., 1991).

3. Materiais e métodos

Foram consultados relatórios de poços tabulares profundos da região de Salto e Indaiatuba nos arquivos do Departamento de Águas e Energia Elétrica (DAEE) da Secretaria de Saneamento e Energia do Estado de São Paulo e de empresas particulares atuantes na região. Foram levantados 60 relatórios de poços, na região de Salto, e 61, na porção sul de Indaiatuba, que possuíam dados analíticos de água. Desse total de 121 relatórios, nesse estudo foram considerados 68 relatórios de poços que possuíam dados analíticos de concentração de fluoreto na água, profundidade, pH e condutividade elétrica, mas que não possuíam dados completos com relação à concentração de íons de interesse.

Para suprir essa deficiência, efetuou-se, a partir do cadastro dos 68 relatórios, a seleção de 31 poços para amostragem de água (poços n. 1 a 31), dos quais 15 exploram o Aquífero Cristalino, 8, o Aquífero Tubarão, 6 são poços mistos (Aquíferos Cristalino/Tubarão) e 2 não possuem informações sobre o aquífero (Figura 1). Foram, também, cadastrados e amostrados 22 poços cacimba do Município de Salto, que se encontram no manto de intemperismo. As coletas foram realizadas, preferencialmente, na saída do poço para a caixa d'água e, no caso dos poços cacimba, em 12 deles utilizou-se amostrador descartável do tipo *bayler*.

Em todas as amostras de água foram analisados, em campo, os seguintes parâmetros: Eh, utilizando-se eletrodos de vidro e combinado de platina, modelo multilíne P3 e marca WTW, pH, temperatura e condutividade elétrica, utilizando eletrodos P3/oxidação/condução da marca WTW, e alcalinidade (HCO_3^- e CO_3^{2-}), conforme método descrito por Hypolito et al., 2008.

As amostras de água foram acondicionadas em frascos de polietileno (500ml), preservadas à temperatura inferior a 4°C e encaminhadas para os laboratórios do Centro de Pesquisas de Águas Subterrâneas (CEPAS) do Instituto de Geociências da Universidade de São Paulo (IGC/USP), onde foram filtradas a vácuo com membrana de acetato celulose de 0,45µm. Em seguida, uma primeira alíquota foi preservada com HNO_3 (pH <2) para posterior determinação da concentração dos cátions Ca^{2+} , Mg^{2+} por Espectrofotometria de Absorção Atômica, utilizando o equipamento GBC 932B Plus, obtendo-se resultados expressos em mg.dm^{-3} . Uma segunda alíquota foi preservada com H_2SO_4 (pH <2) para posterior determinação de Na^+ e K^+ por Fotometria de Chama, através da utilização do equipamento B262 da Micronal, obtendo-se resultados expressos em mg dm^{-3} . Uma terceira alíquota foi mantida refrigerada para posterior determinação dos ânions SO_4^{2-} , Cl^- e F^- por Cromatografia Líquida, utilizando o equipamento ICS 90 da Dionex, obtendo-se resultados expressos em mg.dm^{-3} .

Após a obtenção dos dados analíticos de Na, K, Ca, Mg, Cl, SO_4 , HCO_3 + CO_3 , nas amostras de águas coletadas, a classificação hidroquímica das mesmas foi obtida através do uso do programa AquaChem 5.1.

Para determinar o teor total de flúor em rochas que afloram na área de estudo, foram analisadas 4 amostras de granito (GR3D; GR5E; GR6 e GR10) e 3 amostras de rochas sedimentares (um folhelho SED4e, um argilito SED2Ae e um siltito SED5b). Essas amostras foram prensadas até cominuição menor do que 0,5cm de diâmetro, sendo, posteriormente, quarteadas. Na sequência, uma alíquota de 80 gramas de cada amostra foi moída em moinho de ágata até aproximadamente 100% passante em peneira de malha 200mesh. Posteriormente, cada amostra foi pulverizada em fração menor do que 700 mesh e feita uma pastilha para análise no Laboratório de Fluorescência de Raios X do IGC/USP com o equipamento PW2400 da Phillips.

Foram efetuadas análises mineralógicas nas 4 amostras de granito através do estudo de seções delgadas utilizando-se microscópio de luz transmitida. Nas frações argila e silte fino, das 3 amostras de rochas sedimentares, as análises foram

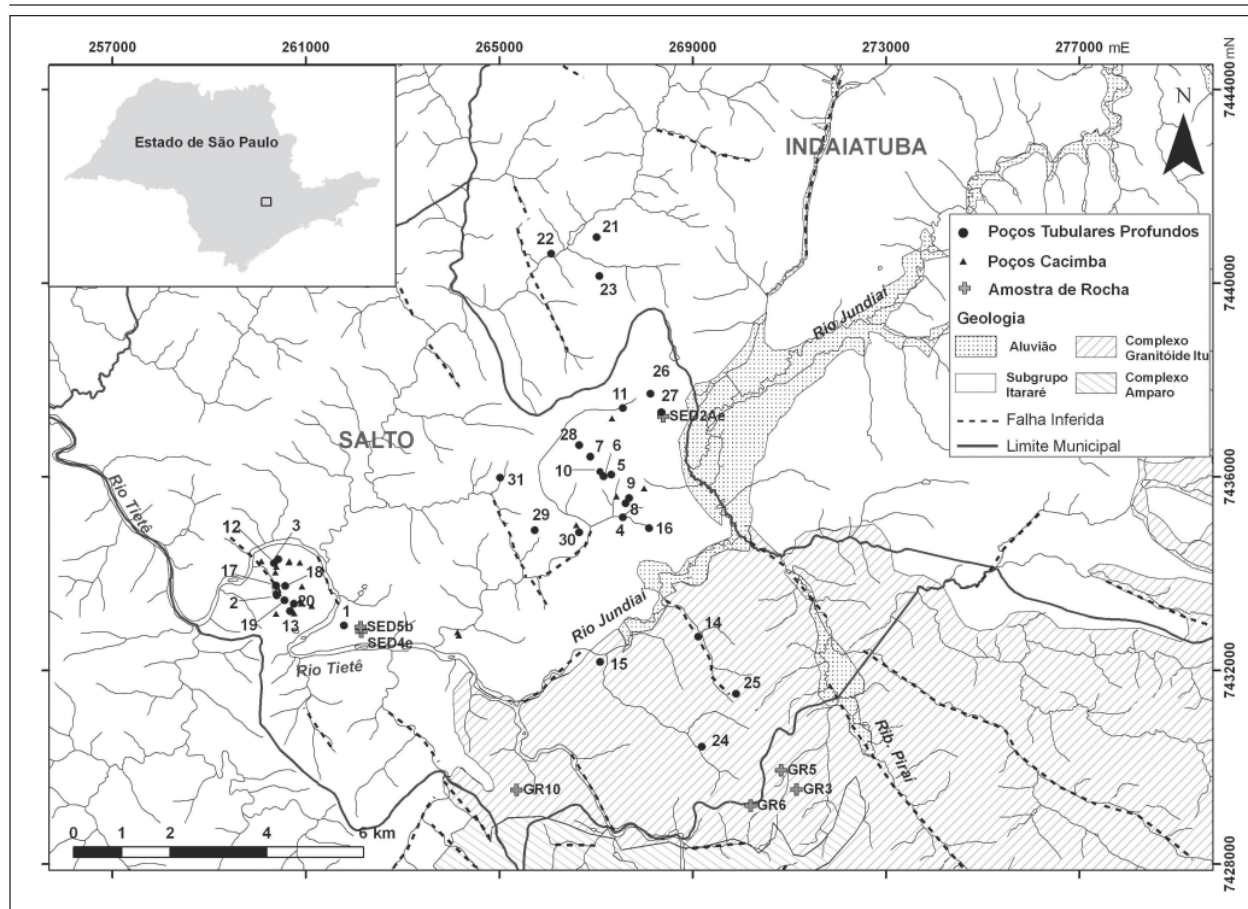


Figura 1 - Localização dos pontos de amostragem de águas subterrâneas e rochas e geologia da área estudada segundo Neves (2005).

efetuadas no Laboratório de Difração de Raios X do IGc/USP, utilizando-se o equipamento X/D5000 da Siemens. A localização dessas amostras pode ser vista na Figura 1.

4. Resultados

Na Tabela 1, são apresentados dados analíticos de elementos maiores das águas de poços tubulares da região de Salto/Indaiatuba. Em todos os poços, foram obtidos dados relativos à pH, condutividade elétrica e concentração de fluoreto da água. Somente nos poços n. 1 a 32, 41, 49 e 60 foram obtidos resultados completos de ânions e cátions na água, os quais foram utilizados para a classificação química das águas dos aquíferos estudados.

As condutividades elétricas médias das águas do Aquífero Tubarão, Cristalino, Tubarão/Cristalino (Misto) e Não Informado são, respectivamente, $328,00\mu\text{S}\cdot\text{cm}^{-1}$, $535,90\mu\text{S}\cdot\text{cm}^{-1}$, $251,86\mu\text{S}\cdot\text{cm}^{-1}$ e $358,30\mu\text{S}\cdot\text{cm}^{-1}$. Considerando os valores de condutividade elétrica (CE), é possível obter resultados de sólidos totais dissolvidos (STD) pela razão $\text{STD}_{\text{calculado}}/\text{CE} = 0,65$ (APHA, 1995). Os poços n° 1, 18, 50 e 53 do aquífero Cristalino apresentam valores próximos a $1000\text{ mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, limite a partir do qual as águas podem ser consideradas salobras.

As águas dos Aquíferos Tubarão, Misto e Não Informado apresentam, respectivamente, valores médios de pH de 7,52, 7,44 e 7,62 tendendo a alcalino, mas do Cristalino o pH médio está próximo da neutralidade (6,70). Os valores de potencial de oxido-redução (Eh) apresentam-se oxidantes em praticamente todas os poços desses aquíferos, excetuando-se o poço n° 12, que apresentou Eh redutor (-170mV).

No Aquífero Tubarão ocorrem águas sulfatadas $\text{Na-Ca(Mg)-HCO}_3\text{-SO}_4$, bicarbonatadas Na-Ca(Mg)-HCO_3 e sulfatadas-cloretadas $\text{Na-(Ca)-(HCO}_3\text{)-SO}_4\text{-Cl}$, possuindo maiores concentrações de sódio e concentrações menores de cálcio e magnésio. As águas do Aquífero Cristalino são predominantemente bicarbonatadas sódicas e cálcicas, Na-Ca(Mg)-HCO_3 e Ca-Na(Mg)-HCO_3 , podendo ocorrer tipos sulfatados e cloretados: $\text{Ca-Na-(HCO}_3\text{)-SO}_4$, $\text{Na-(HCO}_3\text{)-SO}_4$ e $\text{Na-(Ca)-(SO}_4\text{)(HCO}_3\text{)-Cl}$. As águas dos poços mistos (Aquífero Tubarão/Cristalino), bem como daqueles sem aquífero informado, representam misturas dos tipos anteriormente mencionados.

Tabela 1 - Dados analíticos de poços tubulares de Salto/Indaiatuba.

Nº Poço	Prof. M	CE $\mu\text{S cm}^{-1}$	pH	Eh mV	Cl ⁻ mg dm ⁻³	SO ₄ ²⁻ mg dm ⁻³	F ⁻ mg dm ⁻³	HCO ₃ ⁻ mg dm ⁻³ CaCO ₃	Na ⁺ mg dm ⁻³	Ca ²⁺ mg dm ⁻³	K ⁺ mg dm ⁻³	Mg ²⁺ mg dm ⁻³	Classificação das Águas	Aquífero Explorado
1	198	1302	7,30	+167	108,00	555,00	2,93	100,10	164,10	144,00	0,90	5,30	Ca-Na-SO4	C
2	172	261	7,40	+187	Nd	Nd	Nd	165,20	12,80	27,00	2,10	11,30	Ca-Mg-HCO3	TC
3	117	123	6,03	+221	4,00	0,60	0,06	55,10	7,90	5,40	2,30	6,70	Mg-Na-Ca-HCO3	NI
4	65	285	7,61	+132	Nd	7,80	0,68	210,30	30,50	21,00	0,90	4,50	Na-Ca-HCO3	T
5	200	331	8,10	+94	13,20	49,90	4,46	115,20	53,10	13,40	0,40	0,40	Na-Ca-HCO3-SO4	T
6	216	314	7,98	+106	9,10	40,40	4,25	115,20	46,20	15,20	0,40	0,50	Na-Ca-HCO3-SO4	T
7	300	109	6,46	+41	0,30	0,30	0,07	70,10	7,50	4,30	1,80	3,60	Na-Mg-Ca-HCO3	C
8	160	432	7,39	+126	20,90	82,20	2,50	145,20	69,30	15,00	0,60	1,50	Na-HCO3-SO4	C
9	182	367	7,38	+93	15,90	68,40	3,31	180,20	74,20	18,00	0,50	1,00	Na-HCO3-SO4	C
10	54	207	6,93	+196	Nd	Nd	Nd	115,20	17,80	15,60	2,00	7,40	Ca-Na-Mg-HCO3	C
11	150	290	7,16	+139	9,90	40,10	0,29	100,10	24,80	15,30	2,10	8,80	Na-Ca-Mg-HCO3-SO4	T
12	80	822	9,89	-170	64,20	258,90	1,95	25,00	140,90	28,90	0,60	18,20	Na-SO4-Cl	NI
13	300	243	7,97	+206	Nd	nd	1,06	140,20	32,20	16,60	1,40	5,10	Na-Ca-HCO3	C
14	175	244	6,36	+252	Nd	nd	1,86	95,10	16,80	18,80	2,50	1,40	Ca-Na-HCO3	C
15	142	430	6,48	+132	7,70	13,30	0,71	210,30	18,10	60,00	7,90	6,20	Ca-HCO3	C
16	450	375	6,33	+34	4,00	nd	1,08	240,30	54,30	31,00	1,60	2,60	Na-Ca-HCO3	C
17	138	502	6,58	+258	3,90	15,10	Nd	130,20	27,60	20,00	1,80	6,40	Na-Ca-HCO3	C
18	120	1474	6,32	+232	125,00	590,00	2,67	35,00	166,00	108,00	1,10	11,10	Na-Ca-SO4-Cl	C
19	138	252	7,20	+242	5,00	24,80	Nd	120,20	13,20	25,50	2,30	5,70	Ca-Na-HCO3-SO4	C
20		856	7,45	+189	70,00	288,00	1,95	70,10	102,00	53,10	1,60	11,30	Na-Ca-SO4-Cl	T
21	150	322	7,84	+243	23,90	44,60	3,74	80,10	71,90	3,00	0,90	0,30	Na-HCO3-SO4-Cl	T
22	150	196	6,87	+290	2,60	10,50	1,27	105,10	20,10	15,80	2,10	4,50	Na-Ca-HCO3	TC
23	167	158	6,88	+295	Nd	Nd	Nd	85,10	9,60	17,10	1,80	4,40	Ca-Na-Mg-HCO3	TC
24	40	69	5,19	+300	7,60	0,20	Nd	15,00	6,30	0,10	8,50	0,60	Na-K-HCO3-Cl	C
25	160	124	6,87	+300	0,50	1,30	0,71	50,10	12,40	3,00	0,30	5,60	Na-Mg-HCO3	C
26	150	215	7,61	+258	0,20	1,50	0,07	170,20	9,60	10,90	2,70	10,00	Mg-Ca-HCO3	T
27	276	313	8,06	+220	5,20	25,50	0,91	225,30	65,50	5,30	0,90	2,30	Na-HCO3	TC
28	175	241	7,27	+332	1,60	4,90	0,54	145,20	36,40	5,50	1,20	3,20	Na-HCO3	T
29	170	361	7,94	+248	7,70	74,30	3,58	95,10	61,60	17,10	0,20	1,20	Na-Ca-HCO3-SO4	TC
30	180	337	7,87	+261	2,40	14,00	3,14	215,30	59,90	13,90	0,20	1,20	Na-HCO3	C
31	282	293	8,56	+213	7,20	10,60	6,95	140,20	71,10	3,30	0,20	0,10	Na-HCO3	TC
32	150	244	6,60		3,00	0,00	0,00	122,00	18,40	29,60	4,70	0,50	Ca-Na-HCO3	C
33	111		5,87		0,35	3,00	0,01	10,00						C
34	192		8,60		6,00		0,10	122,00						T
35	267		6,53		18,00		0,10	8,22						TC
36	135		7,30		23,00		0,13	80,00						TC
37	186		6,70		21,00		0,13	118,00						TC
38	150		6,40				0,15	66,00						T
39	250		7,28			<1	0,15							C
40	104		7,39		0,20	<1	0,17		15,40					T
41	206	111	6,50		6,00	0,00	0,20	60,00	11,60	19,20	2,30	0,90	Ca-Na-HCO3	C
42			7,50		16,00		0,20	85,00						TC
43			8,10		13,00	8,20	0,27		6,10					T
44			7,80		15,00		0,32	86,00						T
45	96		7,80		7,00	12,00	0,33	130,00		6,48		6,29		T
46	91		6,70		22,00		0,37	108,00						C
47	150		7,80		5,90		0,50	172,30		19,90				TC
48	150		7,40		12,00		0,67	158,40		17,10				TC
49	150	181	8,40		5,00	2,30	0,80	82,00	14,80	23,20	3,90	0,50	Ca-Na-HCO3	TC
50		1868	6,05		314,00	81,86	0,82	90,00						C
51		448	6,64		24,00		0,94	92,00						C
52	124	894	6,62		104,00	36,82	0,97	124,00						C
53	150	1611	6,36		236,00	91,60	1,12	148,00						C
54	120	675	6,78		46,00	50,63	1,40	138,00						C
55	150	391	6,91		10,00	8,48	1,64	134,00						C
56	152		7,50		17,90	16,00	1,83	154,00						C
57	130		7,30		170,00	110,00	1,85	184,00						C
58	270		6,60		0,40	1,55	1,91		163,00					C
59	150		8,00		10,55	44,30	3,10		25,40					T
60	112	260	6,80		6,00	49,00	4,00	100,00	135,00	32,00	3,00	1,70	Na-Ca-HCO3-SO4	T
61			6,60		-		0,00	103,00						T
62	258		7,90		5,80		0,00	420,00						TC
63	120		6,40				0,23							TC
64	132		6,25				0,90							C
65	150		7,60		24,92	76,08	0,00		50,21					NI
66	190	166	6,76		<1	<1	0,22	84,00						T
67	202		4,65		<1	<7	0,95		125,00					C
68	150	153	7,00			5,00	0,30	250,00						C

Nd: não detectado.

Aquífero Explorado: C-Cristalino; TC: Misto - Tubarão/Cristalino; T: Tubarão; NI: Não Informado.

Considerando os cátions, os Aquíferos Tubarão, Cristalino, Misto e Não Informado apresentaram maiores concentrações relativas de Na^+ (médias respectivas de 56,61 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 47,38 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 36,50 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ e 74,40 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$), seguidas de Ca^{2+} (18,82 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 32,71 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 15,54 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ e 17,15 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$). Presentes em menores concentrações, os valores médios de Mg^{2+} e K^+ para os aquíferos mencionados são, respectivamente, 4,52 e 1,47 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 4,08 e 2,38 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 3,47 e 1,60 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ e 1,45 e 12,45 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$.

Entre os ânions, predomina HCO_3^- nas águas dos aquíferos, com médias muito próximas, em torno de 125 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$.

Os teores de sulfato nas águas apresentam-se muito variáveis no Aquífero Tubarão (1,50 a 288,00 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$), Cristalino (0,00 a 590,00 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$), Misto (2,30 a 74,30 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$) e Não Informado (0,60 a 258,90 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$), apresentando médias elevadas de 58,47 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 113,72 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 24,64 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ e 129,45 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, respectivamente. Excedem o padrão de potabilidade (250 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$) em dois poços (nº 1 e 18) do Cristalino, um poço do Tubarão (nº 20) e um poço de aquífero Não Informado (nº 12).

As concentrações médias de cloreto são, respectivamente, de 16,74 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, 23,40 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ e 5,54 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ e 34,10 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ para os aquíferos Tubarão, Cristalino, Misto e Não Informado, podendo ocorrer valores muito elevados, pontualmente, como nos poços nº 20 (70 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$) do Tubarão e nº 1 e 18 (108 e 125 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$) do Cristalino.

Analisando os teores de fluoreto de 68 poços de Salto e Indaiatuba, 19 poços (aproximadamente 28%) apresentam valores superiores a 1,50 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, limite de potabilidade. A concentração média de fluoreto nos poços é de 1,25 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, variando entre 0,00 a 6,95 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$. Os teores médios de F^- para os aquíferos Tubarão, Cristalino, Misto (Tubarão/Cristalino) e Não Informado são, respectivamente, 1,37 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ (32 poços), 1,26 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ (18 poços), 1,19 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ (15 poços) e 1,01 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ (3 poços).

A distribuição espacial dos poços e a variação das concentrações de fluoreto na região estão representadas na Figura 2. Os poços com maior concentração de F^- na água se distribuem, preferencialmente, em três zonas da área estudada. Uma dessas zonas está localizada a oeste da cidade de Salto, próxima ao Rio Tietê, incluindo os poços nº 1, 12, 18 e 20 do Tubarão e Tubarão/Cristalino. A segunda zona está localizada na porção centro-norte de Salto e sudoeste de Indaiatuba e inclui os poços nº 5, 6, 8, 9; 21, 29, 30, 31, 59 e 60 do Tubarão e Tubarão/Cristalino. A última zona está situada na porção sudeste de Salto, onde afloram granitóides, incluindo os poços nº 14, 55, 56, 57 e 58 do Cristalino. Nessas zonas, observa-se uma associação dos poços com alto teor de F^- às drenagens que estão, preferencialmente, encaixadas em estruturas NW e, secundariamente em estruturas NS e NE (Figuras 1 e 2). Nos Grupos Tubarão e Passa Dois, o IPT (1986) constatou, também, teores

superiores a 1,5 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ de F^- em 17 poços, mas, de forma geral, são poucos os trabalhos que tratam da ocorrência do flúor nos Aquíferos Tubarão e Cristalino, podendo ser destacados os de Pinheiro et al (1965) e Ribeiro (1992).

Considerando os 19 poços com teor elevado de F^- ($> 1,5 \text{ mg}\cdot\text{dm}^{-3}$) levantados nesse trabalho, constata-se que no Aquífero Cristalino (10 poços) a concentração média é de 2,36 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, enquanto nos poços dos Aquíferos Tubarão (6 poços) e Tubarão/Cristalino (2 poços) as médias são mais altas, 3,58 e 5,27 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, respectivamente. Há um poço (nº 12) com valor de 1,95 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ de F^- , cujo aquífero não foi identificado. O valor mais elevado de F^- foi de 6,95 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$ constatado em Aquífero Misto Tubarão/Cristalino.

O valor médio do pH das águas de poços com dados de concentração de F^- é de 7,13 (68 poços). Considerando os 19 poços com teores de F^- acima de 1,50 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, o pH médio da água apresenta-se mais elevado, 7,55, variando de 6,32 a 9,89.

Os dados analíticos de águas de poços cacimba da região são apresentados na Tabela 2.

Os poços cacimba que captam água do Aquífero Freático, constituído pelo manto de alteração e pelo solo, apresentam profundidades variando entre 10 e 30 m e valor médio de 19m. Suas águas possuem condutividade elétrica média de 117 $\mu\text{S}\cdot\text{cm}^{-1}$ e valores de pH variando entre de 4,99 e 7,69, com valor médio de 6,00. O potencial de oxidação-redução dessas águas é oxidante, com valor médio de +223 mV.

As águas do Aquífero Freático classificam-se como bicarbonatadas cálcicas, sódicas ou magnesianas, ocorrendo, também, águas mistas HCO_3^- -Cl e HCO_3^- - SO_4 com proporções variáveis de sódio e magnésio como cátions dominantes. O teor médio de fluoreto é 0,10 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$, variando de 0,00 a 0,37 $\text{mg}\cdot\text{dm}^{-3}$.

Na Tabela 3, são apresentados dados de teor de flúor e mineralogia de rochas sedimentares do Subgrupo Itararé e de granitos coletados na área de estudo (Figura 1).

As amostras de rochas sedimentares (SED-4e, SED-5b e SED-2Ae) do Subgrupo Itararé apresentam teores de flúor variando entre 839 e 1227 ppm. Os resultados de difração de Raios X das amostras analisadas indicam a presença de esmectita, vermiculita, clorita, caulinita e mica na fração argila.

Os granitóides (GR-3D, GR-53, GR-6, GR-10) correspondem a amostras porfiróides, isotrópicas, de granulação fina a grossa, constituídos, essencialmente, por quartzo (35-39% vol.), feldspato potássico (28-43% vol.), plagioclásio (16-27% vol.) e biotita (2-11,8%), tendo como minerais acessórios titanita, zircão, fluorita, calcita, magnetita, pirita e minerais opacos (Tabela 3). As amostras estudadas apresentam porcentagens pouco mais elevadas de biotita em comparação às médias obtidas por Galembeck (1997). Os teores de flúor total obtidos nos granitóides variaram entre 975 e 1878 ppm.

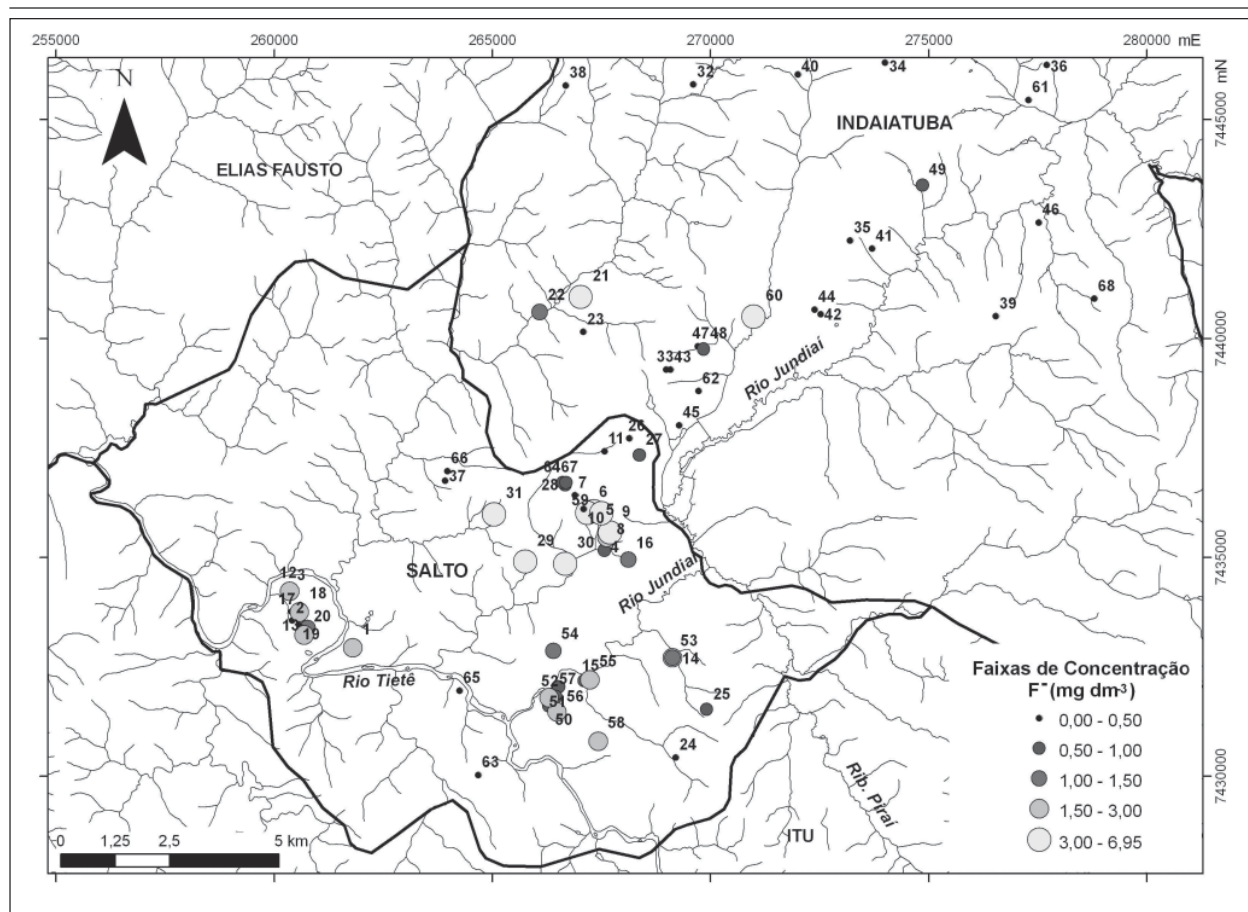


Figura 2 - Concentração de fluoreto em poços tubulares de Salto e sul de Indaiatuba (SP).

5. Discussões

Existem dois mecanismos que podem enriquecer aquíferos em F^- . Um primeiro mecanismo provoca o enriquecimento da água nesse íon a partir da liberação de flúor presente em minerais ricos nesse elemento (Ampabire et al., 1997; Banks et al., 1998; Kim & Jeong, 2005; Chae et al., 2007; Nanni, 2008). Um segundo mecanismo está associado à percolação de fluidos hidrotermais ricos em flúor (Allmann & Koritnig, 1969; Fraga, 1992; Ribeiro, 1992).

O mineral que possui maior quantidade de flúor na estrutura é a fluorita (CaF_2) e, secundariamente, a villamita (NaF) e a criolita (Na_3AlF_6). Na fluorapatita/fosforita ($Ca_5(PO_4)_3(F,OH)$), nos hidroxi-silicatos e hidroxi-alumino-silicatos, como os anfíbólios e as micas e, nos argilominerais como illita, esmectita, clorita, OH^- pode ser substituído por F^- devido à similaridade de seus raios iônicos ($OH^-=1,32 \text{ \AA}$ e $F^-=1,36 \text{ \AA}$) (Allmann & Koritnig, 1969; Boyle, 1992; Ampabire et al., 1997; Banks et al., 1998; Kim & Jeong, 2005; Panagoulas & Silva Filho, 2006; Chae et al., 2007). Em vários estudos, a presença de F^- nas águas subterrâneas, é atribuída à solubilização de minerais ricos em flúor presentes nas rochas, manto de alteração, veios

ou preenchendo fraturas (Apambire et al., 1997; Kim & Jeong, 2005; Chae et al., 2006; Mariomon, 2006; Panagoulas & Silva Filho, 2006; Silvério da Silva et al., 2006; Velásques et al., 2006; Chae et al., 2007; Kern et al., 2008).

No Aquífero Cristalino da região estudada, a fluorita e a apatita não podem ser consideradas as fontes primárias de flúor, uma vez que ocorrem como acessórios nos granitóides (Tabela 3). Também não há presença de villamita e criolita nessas rochas. Um aporte de flúor a partir dessas rochas poderia ser associado à presença de biotita rica em flúor que ocorre nos granitóides, com teores de flúor variando entre, 0,21 a 1,33, média 0,82, em porcentagem em peso (Gallembeck, 1997; Gallembeck et al., 1997) e concentrações volumétricas variando entre 2% e 11,8%, média 5,95%, nas amostras estudadas (amostras GR-6, GR-5E, GR-10 e GR-3D, Tabela 3). Entretanto, os granitóides possuem pequenas porcentagens de máficos.

No Aquífero Tubarão, as amostras de rochas sedimentares coletadas na área não apresentam fluorita ou apatita como constituintes mineralógicos. Entretanto, detectou-se a presença de argilominerais (esmectita, vermiculita, caulinita, illita) e

Fluoreto nas águas subterrâneas dos aquíferos Tubarão e Cristalino, região de Salto-Indaiatuba (SP)

Tabela 2 - Dados analíticos de poços-cacimba de Salto.

Nº Poço	Prof. m	CE $\mu\text{S cm}^{-1}$	pH	Eh mV	Cl ⁻ mg dm ⁻³	SO ₄ ²⁻ mg dm ⁻³	F ⁻ mg dm ⁻³	Alc HCO ₃ ⁻ mg dm ⁻³ CaCO ₃	Na ⁺ mg dm ⁻³	Ca ²⁺ mg dm ⁻³	K ⁺ mg dm ⁻³	Mg ²⁺ mg dm ⁻³	Classificação das Águas
PC01	12	197	5,95	248	17,10	4,16	0,09	30,52	15,35	5,68	3,94	14,02	Mg-Na-HCO3-Cl
PC02	10	208	6,80	94	19,09	17,20	0,18	36,62	28,29	5,31	2,11	7,53	Na-Mg-HCO3-SO4-Cl
PC4a-1	23	402	7,10	88	0,40	9,55	0,21	12,21	27,27	30,77	7,12	8,25	Na-Mg-Ca-HCO3-SO4
PC4b-1	22	65	6,03	172	0,96	2,11	0,07	15,26	4,61	2,99	3,81	2,26	Na-Ca-HCO3
PC05		40	5,62	195	0,88	0,17	0,10	6,10	1,70	2,01	0,90	0,27	Na-Ca-HCO3
PC06		37	5,22	217	1,06	0,12	0,03	6,10	2,42	0,28	0,81	0,74	Na-HCO3
PC07		69	4,99	222	4,67	0,09	0,04	3,05	3,60	0,94	3,23	2,08	Na-HCO3-Cl
PC09		49	5,88	139	0,43	0,17	Nd	170,89	2,95	3,43	2,11	0,64	Ca-HCO3
PC10		44	5,69	182	0,78	0,08	0,05	9,15	1,58	2,32	1,97	0,44	Ca-HCO3
PC11-1		171	5,41	173	7,45	2,67	0,37	125,12	8,69	5,08	2,96	10,51	Mg-Na-HCO3
PC18-1		15	5,23	217	0,66	0,33	0,04	10,01	1,90	0,18	0,27	0,14	Na-HCO3
PC19	12	79	5,51	233	8,78	1,64	0,06	9,15	5,90	2,03	3,13	3,43	Mg-Na-Cl
PC20-1	21	323	7,62	705	5,23	1,26	0,21	158,68	26,66	10,75	4,02	18,50	Mg-Na-HCO3
PC21	30	435	7,69	189	26,86	14,68	0,10	146,48	45,88	16,84	4,72	20,43	Mg-Na-Ca-HCO3
PC22		33	5,35	231	1,34	0,16	0,03	6,10	2,80	1,05	1,74	0,47	Na-HCO3
PC23-2		54	5,72	256	Nd	Nd	Nd	15,01	2,46	1,40	5,10	2,72	Mg-Na-HCO3
PC24	16	26	5,53	234	0,50	0,16	0,03	6,10	1,40	1,10	1,49	0,55	Na-Ca-HCO3
PC25	26	40	6,12	221	0,31	0,34	0,03	15,26	0,79	3,64	2,63	0,33	Ca-HCO3
PC31		59	6,45	273	Nd	Nd	Nd	30,03	0,97	9,90	1,57	0,26	Ca-HCO3
PC32		49	5,76	275	Nd	Nd	Nd	35,03	5,29	1,80	2,82	1,19	Na-HCO3
PC33		23	5,77	275	Nd	Nd	Nd	5,00	2,01	2,70	2,16	1,00	Na-Ca-Cl-HCO3
PC45	22	146	6,48	85	12,40	Nd	Nd	60,06	9,62	2,22	3,96	8,03	Mg-Na-K-Cl-HCO3

Nd: não detectado

Tabela 3 - Composição mineralógica e teor de flúor total de amostras de rocha da área estudada.

Amostra	Litotipo	Mineralogia	F (ppm)
SED-4e	Folhelho cinza esverdeado	Fração Argila: illita, vermiculita. Fração Silte Fino: quartzo, microclínio, mica, hematita.	1227
SED-5b	Siltito cinza claro	Fração Argila: Caulim, mica, esmectita, clorita, dolomita, interestratificado (24A,15A,9A). Fração Silte Fino: quartzo, albita, microclínio, mica.	839
SED-2Ae	Argilito siltoso maciço ocre	Fração Argila (42,95%): mica, caulinita, esmectita, goethita. Fração Silte Fino (43,35%): quartzo, caulinita, mica, microclínio.	1097
GR-6	Granitóide porfiróide róseo	Quartzo (35%), feldspato potássico (30%), plagioclásio An ₁₀ (27%), biotita (5%). Acessórios: titanita (2%), magnetita+opacos (1%). Traços: zircão, fluorita.	975
GR-5E	Granitóide porfiróide róseo	Quartzo (35%), feldspato potássico (38%), plagioclásio An ₂₀ (20%), biotita (5%). Acessórios: titanita (0,7%), magnetita+ minerais opacos (0,6%).	1405
GR-10	Granitóide porfiróide vermelho	Quartzo (37%), feldspato potássico (43%), plagioclásio An ₁₀ (16%), biotita (2%). Acessórios: magnetita (0,5%), pirita (0,5%) . Traços: titanita, apatita, calcita.	1104
GR-3D	Granitóide porfiróide vermelho	Quartzo (39%), feldspato potássico (28,7%), plagioclásio (17,3%), biotita (11,8%). Acessórios: magnetita (0,8%), titanita (1,6%), pirita (0,8%).	1878

micas que, potencialmente, podem ser portadoras de flúor. Em análises químicas de rocha total de um siltito, um folhelho e um argilito (Tabela 3), os valores de flúor obtidos variaram entre 839 e 1227 ppm, mostrando altos teores desse elemento.

Na porção sul de Indaiatuba, Florêncio (2000) também determinou altos teores de flúor total em um argilito (390 ppm) e um ritmito (450 ppm) constituídos por quartzo, caulinita,

illita, esmectita, clorita, feldspato e óxidos-hidróxidos de ferro. A autora associou a presença de flúor às esmectitas.

Segundo Ramos e Formoso (1975), nos sedimentos do Grupo Tubarão, a sedimentação detrítica concentrou preferencialmente illita e clorita a partir da erosão e deposição de fragmentos de rochas-fonte do Escudo Brasileiro. Sedimentos onde há uma grande concentração de argilominerais, como

constatado na amostra de argilito SED2Ae, constituem um reservatório potencial de flúor.

A liberação do F^- da fase sólida para a água requer condições alcalinas do meio aquoso com elevados conteúdos de OH^- e pH superior a 7,5, uma vez que essas condições favorecem a troca iônica de OH^- por F^- nos minerais (Hem, 1985; Ampabire et al., 1997; Banks et al., 1998; Saxena & Ahmed 2001), condições estas observadas nas águas subterrâneas da região.

Outro fator que pode influir na liberação de F^- é a condutividade específica (750 a 1750 $\mu S/cm$) (Saxena & Ahmed, 2001), não tendo sido observado, entretanto, uma correlação positiva entre os parâmetros condutividade específica e concentração de flúor nas amostras analisadas.

As águas enriquecidas em F^- nos poços tubulares da região são, predominantemente, bicarbonatadas e, secundariamente, bicarbonatadas-sulfatadas, caracterizando águas alcalinas. Essas anomalias também foram descritas por diversos autores em águas bicarbonatadas sódicas, sulfatadas ou cloretadas sódicas (Szikszay et al., 1981; Kimmelman & Silva, 1990; Fraga, 1992; Ampabire et al., 1997; Banks et al., 1998; Kim & Jeong, 2005; Guo et al., 2007; Nanni, 2008, entre outros). Chae et al. (2007) observou que a concentração de fluoretos decresce na sequência de grupo de classificação de águas: $Na-HCO_3 \gg Na-(SO_4)-Cl \gg Ca-(SO_4)-Cl \geq Ca-HCO_3$.

As amostras de água analisadas apresentam consideráveis concentrações de Na^+ e relativamente baixas concentrações tanto de Ca^{2+} como de Mg^{2+} . Isso pode ser consequência de processos de troca catiônica de Ca^{2+} (Mg^{2+} e H^+) por Na^+ nos minerais onde essa troca catiônica é influenciada pelo pH da água, podendo ocorrer tanto em argilominerais da superfície de falha dos granitos como nos sedimentos, conforme também constatado nos trabalhos de Gascoyne (2004), Boyle (1992) e Chae et al. (2007). Por outro lado, em águas com HCO_3^- , a solubilização de F^- é favorecida ao invés de precipitação como fluorita (CaF_2), apesar de sua baixa solubilidade, além da precipitação do Ca^{2+} como carbonato, conforme a reação $CaF_2(s) + 2HCO_3^-(aq) = CaCO_3(s) + 2F^-(aq) + H_2O(l) + CO_2(g)$ (Fraga, 1992; Saxena & Ahmed, 2001; Guo et al., 2007). Isto explica o baixo conteúdo de Ca^{2+} nas amostras de águas analisadas.

Outro mecanismo que pode ter sido responsável pela presença de flúor nas águas subterrâneas de Salto e Indaiatuba pode estar relacionado à percolação de fluidos associados a um evento magmático.

Fraga (1992) levanta a possibilidade de esses fluidos estarem relacionados à colocação dos corpos granitóides durante o Brasiliano. Entretanto, as mineralizações de fluorita presentes em Santa Catarina encontram-se encaixadas em sedimentos do Subgrupo Itararé e desenvolveram, nas suas encaixantes, zonas de alteração hidrotermal (Savi, 1980). Adicionalmente, Viero et al., (2009) constataram que as

anomalias de flúor presentes no aquífero fraturado (gnaisses e granitos pré-cambrianos) e sedimentar (sedimentos argilo-arenosos conozóicos) da região de Porto Alegre, no Rio Grande do Sul, estão associadas à dissolução de fluorita secundária que preenche fraturas que cortam gnaisses e granitos.

Também, na bacia do Paraná, há a presença de sedimentos ricos em flúor, como os folhelhos negros das Formações Ponta Grossa e Irati (Kern et al., 2008), os siltitos da Formação Corumbataí (Garcez et al., 2003) e os pelitos siltico-argilosos da Formação Santa Maria, no Rio Grande do Sul (Mariomon, 2006), assim como há presença de anomalias de flúor no Aquífero Guarani e no Aquífero Serra Geral (Szikszay et al., 1981; Kimmelman & Silva, 1990; Licht, 2001; Nanni, 2008).

Ampabire et al. (1997) indicam outros fatores que podem exercer influência sobre o comportamento do flúor, relacionando temperatura, pH, presença de íons e colóides complexantes na solução, solubilidade dos minerais que contêm flúor, características de formações geológicas percoladas pelas águas e tempo em que as águas estão em contacto com um determinado tipo de rocha.

Na área de estudo, deve-se levar em consideração que os granitóides do Complexo Itu são muito pobres em máficos e seria questionável se o tempo transcorrido entre a sua colocação no final do Neopaleozóico/Proterozóico Superior (Galembeck, 1997) e a deposição do Subgrupo Itararé, no Permocarbonífero, seria suficiente para que processos de hidrólise atuassem provocando enriquecimentos significativos de flúor nas águas subterrâneas da região.

Savi (1980) associa a gênese das mineralizações de fluorita de Santa Catarina ao processo de rifteamento e de separação do supercontinente Gondwana durante o Mesozóico. Tanto as mineralizações de fluorita, a presença de flúor em sedimentos, assim como as anomalias de flúor nos aquíferos Cristalino, Tubarão, Guarani e Serra Geral, no contexto da bacia do Paraná, poderiam possuir uma origem comum atribuída à colocação de grandes volumes de lava relacionadas ao processo de separação de América do Sul e África, gerando o oceano Atlântico Sul. Um evento magmático dessas proporções estaria associado à circulação de volumes muito grandes de fluidos hidrotermais, os quais poderiam facilmente percolar falhas reativadas ou geradas devido ao regime extensivo atuante durante o processo de separação do supercontinente, permitindo a interação dos mesmos tanto com as rochas cristalinas do embasamento (rochas metamórficas e granitóides) como com as rochas sedimentares da bacia do Paraná depositadas previamente, percolando, também, os derrames de basaltos. Esses fluidos hidrotermais estariam enriquecidos em flúor extraído do manto que constitui um reservatório deste íon (Edgar & Arima, 1985). Frank et al. (2007) postularam a hipótese de que a contaminação de flúor dos aquíferos da bacia do Paraná esteja associada à degasificação de intrusivas da Formação Serra Geral.

Esses mecanismos são corroborados pela presença de fluoretos associados à atividade vulcânica e gases fumarólicos (Hem, 1985) na região do Rift do Leste Africano, Quênia (Garici & Davies, 1993) e à presença de águas termais, com pH elevado, ricas em fluoretos (Edmunds & Smedley, 1996; Kundu et al., 2001).

Szicszay et al. (1981) reconhecem as direções NS e EW como alinhamentos principais no Estado de São Paulo. Segundo Zalan et al. (1991), a direção NW constitui a direção preferencial de colocação de diques de diabásio na bacia do Paraná. Licht (2001) menciona que em áreas com intersecções de lineamentos NW e NE, no Estado do Paraná, observam-se anomalias de fluoreto em águas subterrâneas, enquanto Nanni (2008) associa essas anomalias a estruturas tectônicas de direção NW na Formação Serra Geral. As fraturas mineralizadas em fluorita em Santa Catarina estão dispostas segundo as direções NW e NS (Savi, 1980; Zalán, 1991).

Na área estudada, observa-se um alinhamento preferencial dos poços tubulares que possuem águas enriquecidas em flúor na direção NW e um padrão de drenagem condicionado principalmente por lineamentos NW, mas também segundo lineamentos NE e NS (Figura 1). No campo, foram observadas falhas normais NW com rejeitos de até várias dezenas de metros cortando os granitóides e as rochas do Subgrupo Itararé e a nordeste da área estudada, na região de Campinas, os diques de diabásio estão orientados preferencialmente na direção NS (Fernandes, 1997). Zalán et al. (1991) apontam a direção NE como pouco favorável à presença de diques de diabásio.

Assim, na área de estudo, a participação de fluidos hidrotermais mesozóicos implicaria a existência de um controle estrutural preferencial NW e NS, que favoreceriam o enriquecimento de flúor nos poços tubulares. Fluidos hidrotermais enriquecidos em flúor retirado do manto podem ter sido, posteriormente, ainda mais enriquecidos nesse íon atra-

vés de processos de troca iônica com as rochas encaixantes, promovendo um subsequente enriquecimento das águas subterrâneas em flúor, como constatado na região de Nayagarh, distrito de District Orissa, na Índia (Kundu et al., 2001).

As águas subterrâneas dos poços-cacimba apresentam características distintas, comparativamente aos demais aquíferos, possuindo pH ácido, baixa condutividade elétrica e baixos teores de íons como Ca^{2+} , Na^{2+} , Cl^- , SO_4^{2-} e HCO_3^- , se comparadas com as águas dos poços tubulares (Tabela 1). A composição dessas águas pode ser consequência de uma influência muito grande de águas meteóricas, de recarga recente e da rápida interação com os minerais constituintes presentes no aquífero freático. Os baixos teores de F^- dessas águas (média 0,10 mg dm^{-3}) indicam pouca ou nenhuma interferência de atividades antrópicas e as excluem como sendo uma fonte potencial de flúor que poderia abastecer reservatórios mais profundos. Reforçam, portanto, as hipóteses de que o flúor nas águas dos poços tubulares é originado da solubilização das rochas e/ou percolação de fluidos hidrotermais anteriormente discutidas.

6. Conclusões

A ocorrência de fluoreto em elevadas concentrações na região de Salto e Indaiatuba (SP) foi interpretada como uma anomalia natural dos Aquíferos Tubarão, granular, e Cristalino, fissural. Suas águas são tipicamente bicarbonatadas e bicarbonatadas-sulfatadas, com altas concentrações de HCO_3^- e Na^+ e elevados valores de pH (7,5-10,0). As maiores concentrações de F^- ocorrem em poços dos aquíferos Tubarão e poços mistos Tubarão/Cristalino.

A fonte do fluoreto nos Aquíferos Tubarão e Cristalino pode ser atribuída à interação de águas alcalinas com biotita presente nos corpos granitóides e argilominerais presentes nas rochas sedimentares e/ou à percolação de fluidos hidrotermais ricos em flúor, associados ao evento de colocação de extensos

volumes de lava, devido à quebra do Supercontinente Gondwana e abertura do Atlântico Sul, através de fraturas. Fluidos hidrotermais provenientes desse evento magmático Mesozóico estariam associados, na área de estudo, a um controle estrutural preferencial NW e NS. As maiores anomalias de flúor observadas nos Aquíferos Tubarão e Cristalino poderiam também ser explicadas devido à sobreposição desses dois processos.

As águas do aquífero freático captadas no manto de intemperismo não apresentam anomalias de flúor, possuem pH ácidos e baixas condutividade elétrica e teores de Ca^{2+} , Na^{2+} , Cl^- , SO_4^{2-} e HCO_3^- . Entretanto, essas águas apresentam maior vulnerabilidade a processos de contaminação antrópica.

7. Agradecimentos

Ao CEPAS (IGc/USP) pela infra-estrutura laboratorial. À FAPESP (Processo Nº 06/51699-0) e ao CNPq (Projeto Nº 473081/2006-7). Ao Sr. Francisco Antonio Moschini, da Prefeitura Municipal de Salto-SP, pela sua ajuda nos trabalhos de campo. Aos relatores que muito contribuíram com os seus comentários.

8. Referências bibliográficas

- ALMEIDA, F.F.M., HASUI, Y., PONÇANO, W.L., DANTAS, A.S.L., CARNEIRO, C.D., MELO, M.S., BISTRICHI, C.A. *Mapa Geológico do Estado de São Paulo*. São Paulo: IPT, v. 1, 1981. (Monografias 6).
- ALLMANN, R., KORITNIG, S. Fluorine. In: WEDEPHL, K.H. (ed.) *Handbook of Geochemistry*. v. II/1. Berlin: Springer-Verlag, 1969, cap. 9, p.9-B - 9-O.
- AMPABIRE, W.B., BOYLE, E.R., MICHEL, F.A. Geochemistry, genesis and health implications of fluoriferous groundwaters in the upper regions of Ghana. *Environmental Geology*, v. 33, n.1, p.13-24, 1997.
- APHA - American Public Health Association. *Standard methods for examination of water and wastewater*. 19th ed. Washington: APHA, American water works Association, Water environment Federation, 1995.

- BANKS, D., REIMANN, C., SKARPHAGEN, H. The comparative hydrochemistry of two granitic island aquifers: The Isles of Scilly, UK and the Hvaler Islands, Norway. *The Science of the Total Environment*, v. 209, p.169-183, 1998.
- BOYLE, D.R. Effects of base exchange softening on fluoride uptake in groundwaters of the Moncton Sub-Basin, New Brunswick, Canada. In: KHARAKA, MAEST (eds.) *Water-Rock Interaction*. Rotterdam: Balkema, 1992. p. 771-774.
- CHAE, G.T., YUN, S.T., KWON, M.J., KIM, Y.S., MAYER, B. Batch dissolution of granite and biotite in water: Implication for fluorine geochemistry in groundwater. *Geochemical Journal*, v. 40, p. 95-102, 2006.
- CHAE, G.T., YUN, S.T., MAYER, B., KIM, K.H., KIM, S.Y., KWON, J.K., KIM, K., KOH, Y. Fluorine geochemistry in bedrock groundwater of South Korea. *Science of the Total Environment*, v.385, p. 272-283, 2007.
- CONCEIÇÃO, F.T., BONOTTO, D.M. Transferência de metais pesados, flúor e radionuclídeos para solos agrícolas na bacia do Rio Corumbataí. *Geociências*, v.24, n.1, p. 67-76, 2005.
- EDGAR, A.D., ARIMA, M. Fluorine and chlorine contents of phlogopites crystallized from ultrapotassic rock compositions in high pressure experiments: implications for halogen reservoirs in source regions. *American Mineralogist*, 70, p. 529-536, 1985.
- EDMUNDS, W.M., SMEDLEY, P.L. Groundwater geochemistry and health: an overview. In: APPLETON, FUGE, MCCALL (eds.) *Environmental Geochemistry and Health. Geological Society Special Publication*, v. 113, p.91-105, 1996
- FERNANDES, A.J. *Tectônica cenozóica na porção média da bacia do Rio Piracicaba e sua aplicação à hidrogeologia*. São Paulo: Instituto de Geociências, Universidade de São Paulo, 1997. 244p. (Tese de Doutorado).
- FRAGA, C.G. *Origem de fluoreto em águas subterrâneas dos sistemas aquíferos Botucatu e Serra Geral da bacia do Paraná*. São Paulo: Instituto de Geociências, Universidade de São Paulo, 1992, 178p. (Tese de Doutorado).
- FRANK, H.T., GOMES, M.E.B., FORMOSO, M.L.L., GARCIA, G.G. Contaminação de flúor dos aquíferos da bacia do Paraná derivada da desgaseificação de intrusivas da Formação Serra Geral: nova hipótese. In: ENCON. NAL. PERF. POÇOS, 15 e SIMP. HIDROGEOL. SUL-SUDESTE, 1. *Anais...* Natal: ABAS, 2007. 12p. (CD-ROM).
- FLORÊNCIO, R. V. S. *As argilas do Subgrupo Itararé: potencialidades como matérias-primas cerâmicas e como inertizadoras de resíduos industriais*. São Paulo: Instituto de Geociências, Universidade de São Paulo, 2000. (Tese de Doutorado).
- GALEMBECK, T.M.B. *O Complexo Múltiplo, centrado e pluriserial Itu - SP*. Rio Claro: Instituto de Geociências e Ciências Exatas, Universidade Estadual Paulista, 1997. 374 p. (Tese de Doutorado).
- GALEMBECK, T. M. B.; WERNICK, E.; GODOY, A. M. Tipologia de Granitos I e A (Rapakivi) coexistentes no Complexo Granitóide Itu, SP. São Paulo, UNESP. *Geociências*, v. 20, n.1, p. 25-36, 2001.
- GARCEZ, L.L., SANT'AGOSTINO, L.M., MOTTA, J.F.M. *A presença de flúor nos siltitos da Formação Corumbataí e o impacto ambiental causado por sua liberação durante o processo produtivo de revestimentos cerâmicos na região de Santa Gertrudes - SP*. São Paulo: Instituto de Geociências, Universidade de São Paulo, 2003. 54p. (Monografia).
- GARICI, S.J., DAVIES, T.C. The occurrence and geochemistry of fluoride I some natural waters of Kenya. *Journal of Hydrology*, v. 143, p. 395-412, 1993.
- GASCOYNE, M. Hydrogeochemistry, groundwater ages and sources of salts in a granitic batholith on the Canadian Shield, southeastern Manitoba. *Applied Geochemistry*, v. 19, p. 519-560, 2004.
- GUO, L., WANG, Y., MA, T., MA, R. Geochemical processes controlling the elevated fluoride concentrations in groundwaters of the Taiyuan Basin, Northern China. *Journal of Geochemical Exploration*, v. 93, p. 1-12, 2007.
- HEM, J.D.H. Graphical methods for studies of aqueous aluminium hydroxide, fluoride and sulfate complexes. U.S. *Geological Survey Water Supply* - Paper 1827-B, 1968. 33p.
- HEM, J.D.H. Study and Interpretation of the Chemical Characteristics of Natural Water. 3rd Ed. U.S. *Geological Survey Water-Supply* - Paper 2254. USGS - Department of the Interior, United States Government Printing Office, 1985.
- HYPOLITO, R., ANDRADE, S., SILVA, L.H., NASCIMENTO, S.C. Alcalinidade - Metodologia para Determinação em Campo. *Analytica*, v. 35, p. 52-61, 2008.
- IPT - INSTITUTO DE PESQUISAS TECNOLÓGICAS DO ESTADO DE SÃO PAULO. *Estudo dos teores anômalos de fluoretos em águas dos aquíferos Botucatu e Serra Geral no Estado de São Paulo*. Primeira etapa de trabalho: Análise dos dados disponíveis. Relatório do IPT nº 24123, v. 1 e2. 1986.
- KERN, M.L., VIEIRO, A.P., MACHADO, G. The fluoride in the groundwater of Guarani Aquifer System: the origin associated with black shales of Paraná Basin. *Environmental Geology*, v. 55, n.6, p. 1219-1233, 2008.
- KIM, K., JEONG, Gi Y. Factors influencing natural occurrence of fluoride-rich groundwaters: a case study in the southeastern part of the Korean Peninsula. *Chemosphere*, 58, p. 1399-1408, 2005.
- KIMMELMANN E SILVA, A. A. Considerações sobre anomalias de fluoreto no Sistema Aquífero Botucatu-Pirambóia, na bacia do Paraná. In: CONGRESSO BRASILEIRO DE ÁGUAS SUBTERRÂNEAS, 6. *Anais...* Porto Alegre: ABAS, 1990, p. 107-111.
- KUNDU, N., PANIGRAHI, M.K., TRIPATHY, S., MUNSHI, S., POWELL, M.A., HART, B.R. Geochemical appraisal of fluoride contamination of groundwater in the Nayarhar District of Orissa, India. *Environmental Geology*, v.41, p. 451-460, 2001.
- LICHT, A.O.B. *A geoquímica multielementar na gestão ambiental - identificação e caracterização de províncias geoquímicas naturais, alterações antrópicas da paisagem, áreas favoráveis à prospecção mineral e regiões de risco para a saúde no Estado do Paraná, Brasil*. Curitiba: Universidade Federal do Paraná, 2001. 236 p. (Tese de Doutorado).
- MARIMON, M.P.C. *O flúor nas águas subterrâneas da formação Santa Maria, na região de Santa Cruz do Sul e Venâncio Aires, RS, Brasil*. Porto Alegre: Instituto de Geociências da Universidade Federal do Rio Grande do Sul, 2006. 165p. (Tese de Doutorado).
- NANNI, A.S. *O flúor em águas do Sistema Aquífero Serra Geral no Rio Grande do Sul: origem e condicionamento geológico*. Porto Alegre: Instituto de Geociências da Universidade Federal do Rio Grande do Sul, 2008. 127p. (Tese de Doutorado).
- NEVES, M. A. *Análise integrada aplicada à exploração de água subterrânea na bacia do Rio Jundiá (SP)*. Rio Claro: Instituto de Geociências e Ciências Exatas - IGCE/UNESP, 2005. (Tese de Doutorado).

- OZSVATH, D.L. Fluoride concentrations in crystalline bedrock aquifer Marathon County, Wisconsin. *Environmental Geology*, v.50, p.132-138, 2006.
- PANAGOULIAS, T. I., SILVA FILHO, E. V. Estudo hidrogeoquímico do flúor nas águas subterrâneas das bacias dos Rios Casseribú, Macacu e São João, Estado do Rio de Janeiro. In: SILVA, C.R., FIGUEIREDO, B.R., CAPITANI, E.M., CUNHA, F. G. (Org.). *Geologia Médica no Brasil*. Efeitos dos materiais e fatores geológicos na saúde humana e meio ambiente. Rio de Janeiro: CPRM, 2006, v. 1, p. 126-129.
- PASCHOLATI, E.M. *Caracterização geofísica da suíte intrusiva de Itu*. São Paulo: Instituto de Geociências da Universidade de São Paulo - USP, 1990. (Tese de Doutorado).
- PETRI, S., PIRES, F.A. O Subgrupo Itararé (Permocarbonífero) na região do Médio Tietê, Estado de São Paulo. *Revista Brasileira de Geociências*, v. 22, n. 3, p. 301-310, 1992.
- PINHEIRO, C.E., CARVALHO, A.C., VONO, B.G., ZARAMELLA, A. Estudo preliminar sobre o teor de flúor das águas da Região de Pereiras (Estado de São Paulo, Brasil). *Rev. Inst. Méd. Trop. São Paulo*, 1, p. 228-232, 1965.
- RAMOS, A. N., FORMOSO, M.L.L. *Argilominerais das rochas sedimentares da bacia do Paraná*. Rio de Janeiro: PETROBRAS/CENPES/DINTEP, 1975. (Série Ciência-Terra-Petróleo. Seção: Exploração de petróleo. Publ. n.9).
- RIBEIRO, R.G. *Contribuição ao estudo do fluoreto nas águas subterrâneas da bacia do Médio-Tietê (região de Piracicaba) - caracterização e metodologias propostas para sua extração*. São Paulo, Instituto de Geociências da Universidade de São Paulo, 1992. (Dissertação de Mestrado).
- ROCHA-CAMPOS, A.C. The Tubarão Group in the Brazilian portion of the Paraná Brasil. In: BIGARELLA, J.J., BECKER, R.D., PINTO, I.D. (eds) *Problems in Brazilian Gondwana Geology*. Curitiba: IUGS, p. 27-102, 1967.
- SAAD, A.R. *Estratigrafia do Subgrupo Itararé no centro e sul do Estado de São Paulo*. São Paulo: Instituto de Geociências da Universidade de São Paulo, 1977. (Tese de Doutorado)
- SALVETTI, R.A.P. *Sistemas deposicionais e paleogeográficos do subgrupo Itararé (Neopaleozóico da bacia do Paraná), na região de Itu e Indaibatuba, SP*. São Paulo: Instituto de Geociências da Universidade de São Paulo, 2005. (Dissertação de Mestrado).
- SANTOS, P.R. dos, ROCHA-CAMPOS, A.C., CANUTO, J.R. Patterns of late Palaeozoic deglaciation in the Paraná Basin, Brazil. *Palaeoge. Palaeocli. Palaeoeco.*, v.125, p.165-184, 1996.
- SAXENA, V.K., ASHMED, S. Dissolution of fluoride in groundwater: a water-rock interaction study. *Environmental Geology*, v. 40, p.1084-1087, 2001.
- SAVI, C. N. *Gênese e controle das mineralizações de fluorita da região de Criciúma-SC*. Brasília, Instituto de Geociências da Universidade de Brasília. 1980. (Tese de Doutorado).
- SILVÉRIO DA SILVA, J.L., FLORES, E.M., BERTAZZO, V.M. Estudo hidroquímico das águas subterrâneas da Região de Santa Maria, Estado do Rio Grande do Sul. In: CONGR. BRAS. ENG. SANIT. AMB., 23, 2006. Fortaleza. *Anais...* Fortaleza: ABES, CD-ROM, 2006. 10p.
- SOUZA, P.A. Late Carboniferous palynostratigraphy of the Itararé Subgroup, northeastern Paraná Basin, Brazil. *Rev. Palaeob. Palynol.*, v. 138, p.9-29, 2006.
- SRACEK, O., HIRATA, R. Geochemical and stable isotopic evolution of the Guarani Aquifer System in the State of São Paulo, Brazil. *Hydrogeology Journal*, v. 10, p.643-655, 2002.
- STEVAUX, J.C., SOUZA FILHO, E.E. DE, TEIXEIRA, J.A., LANDIM, P.M.B. Sistemas deposicionais do Subgrupo Itararé (P-C) na bacia Hidrográfica do Baixo Rio Capivari (SP): um modelo para prospecção de água subterrânea. In: SIMP. REG. GEOL., 6, 1987. *Atas...* Rio Claro: SBG-NSP, 1987, v. 1, p. 355-374.
- SZIKSZAY, M., TEISSEDE, J.M., BARNER, U., MATSUI, E. Geochemical and isotopic characteristics of spring and groundwater in the State of São Paulo, Brazil. *Journal of Hydrology, Amsterdam*, v.54, p. 23-32, 1981.
- VELÁSQUEZ, L.N., COSTA, W.D., FANTINEL, L.M., UHLEIN, A., FERREIRA, E.F., CASTILHO, L.S. Controle estrutural do fluoreto no Aquífero Cárstico do Município de São Francisco, MG. In: CONGR. BRAS. ÁGUAS SUBTERR., 13, *Anais...* Cuiabá: ABAS, 2006, CD-ROM, 26p.
- VIERO, A.P., ROISENBERG, C., ROISENBERG, A., VIGO, A. The origin of fluoride in the granitic aquifer of Porto Alegre, Southern Brazil. *Environmental Geology*, v. 56, p. 1707-1719, 2009.
- WHO - World Health Organization. Fluoride in Drinking-water. World Health Organization titles with IWA Publishing. Printed by TJ International (Ltd), Padstow, Cornwall, UK. 2006, 144p.
- ZALÁN, P.V., WOLF, S., CONCEIÇÃO, J.C. DE J., MARQUES, A., ASTOLFI, M. A. M., VIEIRA, I.S., APPI, V.T., ZANOTTO, O.A. Bacia do Paraná. In: PETROBRÁS. RAJA GABAGLIA, G.P., MILANI, E.J. (eds.). *Origem e evolução de bacias sedimentares*. Rio de Janeiro: 1990. p. 135-168.
- ZALÁN, P.V., WOLF, S., CONCEIÇÃO, J.C.J., ASTOLFI, M.A.M., VIEIRA, I.S., APPI, V.T., ZANOTTO, O.A., MARQUES, A. Tectonics and sedimentation of the Paraná Basin. In: ULBRICH, H., ROCHA CAMPOS, A. C. (eds.) *Gondwana Seven. Proceedings*. São Paulo, 1991. p. 83-117.
- ZHU, C., SVERJENSKY, D. A. Partitioning of F-Cl-OH between minerals and hydrothermal fluids. *Geochimica et Cosmochimica Acta*, v.55, p 1837-1858, 1991.

Artigo recebido em 06/07/2009 e aprovado em 09/07/2010.

A REM tem novo endereço:
FUNDAÇÃO GORCEIX - REM
Rua Carlos Walter Marinho Campos, 57
Bairro: Vila Itacolomy
35400-000 - Ouro Preto - MG