RÉPARTITION DE QUELQUES ÉLÉMENTS EN TRACE DANS LES DIFFÉRENTES ROCHES EFFUSIVES DE LA RÉGION OPHIOLITIQUE DU NORD-OUEST SYRIEN

Jean-François PARROT

et Nicole VATIN-PERIGNON

Laboratoire de Géologie, SSC de l'ORSTOM, 70-74, route d'Aulnay, 93140 Bondy

Institut DOLOMIEU, U.M.S.G., rue Maurice Gignoux, 38031 Grenoble Cedex

RÉSUMÉ

La région ophiolitique du Baër-Bassit (nord-ouest de la Syrie) comprend deux ensembles effusifs ; l'un est lié à l'assemblage ophiolitique proprement dit (dykes diabasiques épars ou coalescents et niveaux de laves en coussins surmontant le complexe filonien) ; le second (volcanisme tholéiitique triasique et volcanisme alcalin plus récent) est associé à une formation volcano-sédimentaire que coincent, par suite de son écaillage, les différents termes de l'assemblage ophiolitique.

L'étude de la distribution des éléments majeurs et de quelques éléments en trace, ainsi que celle de leurs corrélations deux à deux, permet de mettre en évidence :

1. Dans l'assemblage ophiolitique :

a) une différence entre les dykes diabasiques épars recoupant les gabbros lités, et les dykes coalescents formant le complexe filonien ;

b) le particularisme des laves en coussins du niveau supérieur ;

c) le lien qui existe entre les dykes du complexe filonien et le niveau inférieur des laves en coussins ;

2. Dans la formation volcano-sédimentaire :

d) une similitude entre les manifestations triasiques et les laves en coussins du niveau inférieur ;

e) l'homogénéité que présente l'ensemble alcalin des niveaux effusifs les plus récents de cette formation.

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

SUMMARY

The Baer-Bassit ophiolitic area (north-western Syria) includes two effusive formations ; the first one is linked to the ophiolitic assemblage (scattered diabasic dikes, sheeted complex and pillow-lavas) ; the second one (triasic tholeiitic volcanism and more recent alkaline one) is associated to a volcano-sedimentary formation overthrusted by the ophiolitic assemblage.

The study of major elements and trace elements distribution, as well as their correlations, reveals :

1. In the ophiolitic assemblage :

a) a difference between scattered diabasic dikes and dikes of the sheeted complex ;

b) the particularity of the upper level of pillowlavas;

c) the link existing between dike complex and the lower level of pillow-lavas;

2. In the volcano-sedimentary formation :

d) a similitude between triasic volcanism and the lower level of pillow-lavas;

e) the homogeneity presented by the alkaline ensemble of the more recent effusive levels of this formation.

РЕЗЮМЕ

Офиолитовая область Баер-Бассита (северо-западная Сирия) содержит два эффузивных комплекса; первый связан с собстенно офиолитовым комплексом

(разбросанные или сросшиеся диабазовые дайки и ярусы подушечных лав, покрывающих жильный комплекс); второй (толешитовый триасовый вулканизм и шёлочный вулканизм, более рецентный) приобщён к вулканоосадочному образованию, заклиненному различными составными элементами осбиолитового комплекса, в результате шелушения последнего.

Изучение распределения главных элементов и некоторых миркоэлементов, а также их парных корреляций, позволяет выявить:

I. в офиолитовом комплексе:

(a) различие между диабазовыми разбросанными дайками, перерезывающими залегающие среди слоев габбро, и сросшимися дайками, составляющими жильный комплекс;

(б) особый характер подушечных лав высшего яруса ;

(в) связь между дайками жильного комплекса и низшим ярусом подушечных лав;

2. в вулканоосадочном образовании :

 (г) сходство между триасовыми проявлениями и подушечными лавами низшего яруса;

(д) однородный характер щёлочной совокупности наиболее рецентных эффузивных ярусов этого образования.

ان المنطقة الا وفيوليتية للباير والبسيط (شمال غرب سورية) تشمل مجموعتين بركانيتين في احد اهما تتعلق بالاوفيوليت (عروق جد ارية ديابازية مبعثرة او متشابكة ومستويات من الصبات الوسادية فوق المعقد العرقي) الثانية (بركانية توليتية ترياسية وبركانية قلوى اكثر حداثة) وهذه الاخيرة هي مشاركة لتشكلات بركانية رسوبية. ان دراسة توزع العناصر الرئيسية وبعض العناصر النادرة ومقارنتها اثنين مع اثنين تسمح بتاكيد ما يلي : ١ – في المجموعة الاوفيوليتية : ١ – الحد اربة المتشاركة التي تشكل العروق الجد ارية الديابازية المبعثرة والتي تقطع الغابروذ و البنية السريرية والعروق الحد اربة المتشاركة التي تشكل المقعد العربية والعروق

INTRODUCTION

La région ophiolitique du Baër-Bassit (nord-ouest de la Syrie) est constituée, outre les différents termes de l'assemblage ophiolitique dont une partie est effusive (diabases en filons et en coussins de lave), par une série volcano-sédimentaire d'âge triasicojurassique, coincée sous des écailles péridotito-gabbroïques et renfermant de nombreux témoins de manifestations volcaniques successives (PARROT, 1974a)

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

La partie effusive de l'assemblage ophiolitique comprend, d'une part un complexe filonien dont les filons d'abord épars au sein de gabbros à litage fruste, deviennent coalescents dans la partie sommitale, d'autre part un ensemble de laves en coussins dans lequel il est possible de définir deux niveaux différents, tant par la minéralogie et le chimisme que par la nature des liens qui les associent au complexe filonien qu'ils surmontent ; on distingue un niveau inférieur et un niveaus upérieur de laves en coussins (PARROT, 1974b).

De son côté, la série volcano-sédimentaire renferme deux ensembles volcaniques distincts, l'un, tholéiitique, indiscutablement lié à des formations triasiques, notamment à des grès à plantes et des calcaires à Halobies et Daonelles (PARROT, 1974*a* et *b*), l'autre, alcalin (basanites, lamprophyres et phonolites) dont l'âge serait fini-jurassique début crétacé (PARROT, 1974*c*).

Nous envisagerons donc tout d'abord la répartition dans ces divers groupes de roches des différents éléments en trace qui y ont été dosés, et nous comparerons ensuite l'évolution des éventuelles corrélations significatives d'un groupe à l'autre afin de voir, dans un premier temps, si les différences enregistrées, tant sur le terrain qu'au point de vue minéralogique et chimique, se retrouvent au niveau de ces éléments.

DISTRIBUTION DES ÉLÉMENTS EN TRACE

La position géographique de chaque échantillon analysé fait l'objet de la carte de la figure 1.

Les données analytiques ont été réparties en deux couples de tableaux (tabl. IA et B, tabl. II A et B), selon l'appartenance des groupes étudiés à l'assemblage ophiolitique ou au volcano-sédimentaire. Ont été rangés dans l'assemblage ophiolitique : a) les gabbros recoupés par des filons diabasiques épars, b) les dykes diabasiques épars, c) les dykes coalescents formant le complexe filonien. d) les laves en coussins du niveau inférieur de l'ensemble volcanique lié au complexe filonien, e) les laves en coussins du niveau supérieur de ce même ensemble. Rentrent dans la série volcano-sédimentaire triasico-jurassique, d'une part, f) des manifestations effusives triasiques, d'autre part, un ensemble alcalin à peralcalin d'âge plus récent, comprenant de bas en haut : q) une série téphritobasanitique à analcime, h) des lamprophyres feldspathiques, i) des monchiquites sensu stricto, j) des trachytes et k) des phonolites.

Pour chacun de ces 11 groupes, la répartition des éléments majeurs et des éléments en trace (pour tous ceux dont les teneurs ne sont pas inférieures à la limite de sensibilité de la méthode) figure dans les tableaux III à XIII, où sont portés le nombre d'échantillons traités (N), la moyenne (\bar{x}) , la médiane (M), l'écart-type (s), le coefficient de variation (CV %), et l'intervalle de sélection $(\bar{x} - s \text{ et } \bar{x} + s)$.

Nous envisagerons donc à présent, groupe par groupe, les distributions significatives et l'ordre de grandeur des concentrations des éléments en trace.

Gabbros (tabl. III)

Ces termes sont constitués par un assemblage minéralogique simple où domine le clinopyroxène (55 à

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

65 %; le plagioclase, basique (An 70 à An 80), représente environ 20 à 35 % de l'échantillon ; de plus, les gabbros renferment toujours un peu d'olivine (Fo 75 à 80) dont le pourcentage est compris entre 10 et 15 %.

Les gabbros sont essentiellement caractérisés par des teneurs élevées en Ni et Cr. Ni se situe dans les clinopyroxènes et l'olivine, Cr devant peut-être se répartir entre le diopside et les petites inclusions de spinelle subautomorphe vraisemblablement chromifère que renferment les olivines.

Dykes diabasiques épars (tabl. IV)

Les filons diabasiques recoupant les gabbros contiennent 50 à 55 % de plagioclases (An 70), 43 % environ d'augite, 0 à 4 % d'olivine et 2 à 3 % de minéraux opaques.

Ces roches indiquent encore des quantités notables de Cr et Ni ; cependant, par rapport aux teneurs des gabbros, ces deux éléments enregistrent une diminution importante, corrélative à celle du pourcentage en clinopyroxène (et en olivine).

Dykes diabasiques du complexe filonien (tabl. V)

Les dykes diabasiques du complexe filonien sont légèrement plus riches en augite (45 à 51 %) et en minéraux opaques (6 à 10 %) que les dykes isolés recoupant les gabbros ; les plagioclases sont moins abondants (43 à 47 %) et un peu plus alcalins (An 60-65). De plus, quelques dykes renferment un peu de quartz (6 % au maximum).

On enregistre tout d'abord un léger enrichissement en B lorsque l'on passe du groupe précédent à celui-ci. B se concentrant dans les plagioclases (STAVROV and KHITROV, 1960) par substitution de $(BO_4)^{5-}$ à $(AlO_4)^{5-}$, l'augmentation sensible du bore s'explique mal dans ce groupe, puisque les plagioclases y sont moins nombreux et plus alcalins.

V est lié à la magnétite et accessoirement à l'ilménite (WAGER and MITCHELL, 1951), mais il peut aussi s'accumuler en petites quantités sur le site Al^{+++} des plagioclases. L'abondance moyenne du V dans les dykes de même que dans les gabbros hôtes des dykes, est comparable à celle qu'indique TAYLOR (1965) pour des termes similaires. On observe de plus un enrichissement discret lorsque l'on passe des dykes isolés, voire des gabbros, aux dykes du complexe filonien ; cette légère différence doit être mise en relation avec l'augmentation du pourcentage en minéraux opaques dans le complexe filonien.

De même que Ni, Cr est relativement faible (97 ppm en moyenne) ; on constate que le rapport Cr/V décroit lorsque l'on passe des gabbros aux filons épars, puis





J.-F. PARROT, N. VATIN-PERIGNON

aux dykes du complexe filonien. Ce rapport n'étant pas univoque (fig. 6 *in* WAGER et MITCHELL, *op. cit.*), il est *a priori* difficile de dire dans quel sens va le fractionnement ; il faut de plus faire observer que la diminution de ce rapport n'est pas spécialement due à une nette augmentation de V, mais essentiellement à une forte diminution de Cr, celle-ci étant vraisemblablement corrélative à celle du rapport Mg/Fe qui devrait nécessairement se traduire par une plus forte teneur en Fe du clinopyroxène, Cr décroissant dans ce dernier lorsque Fe augmente.

Les teneurs en Co n'évoluent pas de façon sensible dans ces trois premiers groupes ; il en va de même pour Cu dont le coefficient de variation est de plus toujours élevé.

Des gabbros au complexe filonien, en passant par les filons isolés, Zn diminue sensiblement ; le rapport Zn/Fe décroît ; cependant, son évolution ne semble pas devoir fournir d'arguments décisifs sur un éventuel fractionnement au sein de la série doléritogabbroïque, car en effet elle ne traduit pas une mobilisation tardive du Zn comme on pourrait l'attendre dans ce cas, mais en revanche une nette augmentation du fer pour une faible diminution de Zn. Le comportement de Zn lorsque l'on passe des dykes épars à ceux du complexe filonien est difficile à expliquer.

Sr est plus faible dans le complexe filonien que dans les gabbros et les filons isolés, mais dans ces deux groupes le coefficient de variation est trop fort pour que la répartition soit significative. Sr se concentre dans les feldspaths potassiques et les plagioclases, accessoirement dans l'apatite, le sphène et l'amphibole (NOCKOLDS et ALLEN, 1956); de ce fait, le rapport Ca/Sr est interessant puisqu'il diminue avec le fractionnement ; en fait dans les trois premiers groupes, ce rapport est à peu près identique, et la légère augmentation de Sr dans le complexe filonien n'est peut-être due qu'à la présence d'un peu de sphène dans quelques échantillons diabasiques.

On constate que la teneur en Ba qui est comparable dans les gabbros et les dykes épars, est plus élevée dans les dykes du complexe filonien. Ba étant mobilisé tardivement, le rapport Ba/Sr diminue avec le fractionnement (HEIER et TAYLOR, 1959). Si cette diminution s'observe entre les dykes épars et les dykes coalescents du complexe filonien, il est certain que la faiblesse de ce rapport dans les gabbros ne peut être expliquée par un fractionnement.

Notons que dans l'ensemble, l'évolution des rapports retenus est en contradiction avec les faits observés sur le terrain, à savoir notamment l'antériorité de la masse gabbroïque par rapport aux dykes qui la

Cah. ORSTOM, ser. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

recoupent, l'évolution plus ou moins régulière des rapports ne traduisant pas, dans ce cas, un phénomène de cristallisation fractionnée.

Laves en coussins du niveau inférieur (tabl. VI)

Le niveau inférieur des laves en coussins est étroitement lié aux dykes du complexe filonien dont une partie au moins doivent correspondre aux filons nourriciers de ces laves ; les laves et les dykes sont d'ailleurs chimiquement comparables (SiO₂ : 51,52 - 52,60; Al₂O₃ : 14,87 - 15,76 ; FeO (1) : 7,61 - 7,01 ; MnO : 0,15 - 0,17 ; MgO : 6,82 - 6,91 ; CaO : 7,61 - 7,50 ; Na₂O : 3,79 - 3,34 ; K₂O : 0,68 - 0,63).

Au point de vue minéralogique, les laves contiennent 36 à 42 % de plagioclases (An 50), 36 à 40 % d'augite, 4 à 6 % d'olivine, 15 % de verre et 3 % de minéraux opaques. Cependant, quelques termes sont spilitisés (le pourcentage en anorthite des feldspaths est alors de 10 à 15), et renferment des clinopyroxènes ouralitisés. Partant, le traitement global des données entraîne une distorsion dans la distribution des éléments, ce qui se traduit par un coefficient de variation (CV %) nettement plus élevé que précédemment pour K₂O, TiO₂, P₂O₅, B, Cr, Ni, Sr et Zr.

Si on les compare aux quantités d'éléments en trace que renferment les filons nourriciers, on peut toutefois constater que, dans les laves en coussins du niveau inférieur, les teneurs en B, V, Co et Zr sont proches, et que Ni augmente de façon discrète, et Cr de façon plus sensible. La présence d'une quantité comparable de V dans 3 % de minéraux opaques contre 6 à 10 % précédemment tend à indiquer que dans le premier niveau de laves en coussins, V se concentre plus rapidement. Le rapport Cr/V augmente d'ailleurs légèrement sans que l'on puisse toutefois en tirer un argument décisif, car cette augmentation n'est due qu'à la légère croissance de Cr qui doit vraisemblablement se concentrer dans les inclusions de spinelle que renferme l'olivine.

Zn augmente fortement, parallèlement à une très légère croissance de FeO, d'où une augmentation du rapport Zn/Fe ; si l'augmentation en Zn n'est pas due à la présence d'amphibole où cet élément se concentre généralement (l'amphibole secondaire étant le résultat d'un phénomène d'ouralitisation), il faut admettre qu'elle rend bien compte d'un fractionnement.

Sr croit également, entrainant une diminution du rapport Ca/Sr. Enfin, le rapport Ba/Sr décroît avec

⁽¹⁾ Les données brutes figurent dans des articles précédents (PARROT, 1974 *b* et *c*) ; toutes les données reportées ici correspondent aux analyses recalculées après réduction de Fe₂O₃, pour toute valeur de Fe₂O₃ supérieure à 1,5 %.

.

		SiO2	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	FeO	MnO	MgO	CaO	Na2O	K₂O	TiO₂	P2O5	H2O+ H2O-
(ס)	70049 71013 71279 71282 71287 73115	48.63 50.83 50.73 53.17 50.44 52.18	14.93 14.52 14.82 15.57 17.64 14.17	1.50 1.50 0.40 0.98 0.52 0.92	5.83 4.90 7.36 5.98 4.52 6.56	0.16 0.10 0.16 0.13 0.09 0.13	6.92 7.69 11.64 9.46 11.33 9.96	14.03 10.69 12.89 10.20 13.85 10.15	2.89 3.98 1.38 2.56 0.77 1.32	0.50 0.23 0.01 0.15 0.03 0.11	0.52 0.54 0.41 0.46 0.21 0.34	0.04 0.06 n.d. n.d. n.d. n.d.	3.12 0.91 4.44 0.53 0.20 1.34 0.60 4.16
¢ (b)	70047 70161 71011 71289 73104 73147	50.64 51.50 52.38 51.55 49.01 50.65	15.09 15.10 15.53 16.01 15.52 16.20	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	5.53 5.94 6.72 6.18 5.94 6.02	0.09 0.14 0.16 0.14 0.14 0.14	6.83 8.04 7.47 7.52 8.64 7.97	11.01 8.74 10.30 10.66 8.28 7.22	3.59 4.35 2.98 3.16 3.48 4.85	1.63 0.21 0.20 0.07 0.39 0.41	0.57 0.45 0.75 0.66 0.52 0.54	0.04 n.d. 0.03 n.d. n.d. n.d.	2.77 0.70 4.02 1.96 2.54 6.56 4.51
◆ (c)	70129 70130 70131 70135 72139 72217 72219 72224 73148 73150	53.24 51.67 55.55 53.02 50.76 51.14 55.71 54.06 53.15 47.70	16.19 16.46 15.35 16.17 15.89 15.60 14.74 14.35 15.56 17.34	1.44 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	6.48 6.81 7.67 7.07 6.31 6.73 5.75 8.74 6.71 7.87	0.14 0.12 0.15 0.12 0.22 0.27 0.17 0.16 0.25	7.22 7.30 5.43 6.48 7.32 5.79 8.23 6.36 7.59 7.40	11.10 10.72 5.80 8.52 8.60 8.94 3.19 4.68 5.20 8.28	2.47 2.51 1.73 2.36 4.26 3.71 4.08 4.17 4.59 3.60	0.09 0.43 1.53 0.67 0.43 0.70 0.84 0.41 1.24 0.05	0.68 0.68 0.74 0.72 0.65 0.66 0.70 0.71 0.52 0.7 4	0.05 0.04 0.06 0.04 0.04 0.08 0.07 0.06 n.d. n.d.	0.91 1.76 4.51 3.28 4.12 3.98 0.94 4.04 0.87 3.65 1.13 3.78 5.27
∇ (d)	70085 70088 70114 72133 72134 72137 72140 72216 72315 72317 72319 72323 72326	48.06 54.20 55.46 53.70 52.57 53.34 54.53 50.52 48.64 49.66 50.24 49.21 49.70	15.34 15.12 12.28 14.05 14.82 14.67 15.60 14.11 14.22 14.38 15.41 17.34 16.00	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	7.34 7.25 6.37 6.45 8.29 6.52 6.73 7.19 9.93 9.79 8.74 6.48 7.92	0.12 0.17 0.09 0.16 0.17 0.13 0.15 0.15 0.20 0.18 0.19 0.14 0.22	7.08 6.77 7.87 9.11 6.45 7.53 5.23 7.73 7.51 6.33 5.13 5.55 6.40	5.38 4.56 9.16 4.55 10.12 6.84 8.03 6.94 8.39 6.67 9.56 10.60	4.51 4.16 2.72 3.58 4.64 2.84 4.55 4.30 4.01 3.29 3.03 4.47 3.25	1.36 0.52 0.24 0.20 0.27 0.37 0.60 0.20 0.59 0.96 2.80 0.28 0.28 0.50	0.59 0.78 0.42 0.62 1.16 0.59 1.10 0.99 2.09 1.98 2.20 1.45 1.31	0.11 0.09 0.07 0.08 0.04 0.06 n.d. 0.25 n.d. 0.19 0.14 0.21	5.26 3.35 3.44 1.41 2.04 1.74 2.40 5.49 2.34 3.10 5.29 4.11 3.53 3.90 3.64 0.24 2.39
△ (e)	70113 72090 72091 72094 72096 72097 72098 72099 72109 72109 72111 72112 c 73578	56.48 50.63 51.39 50.04 47.71 53.52 54.31 51.37 54.70 60.78 50.95 51.43	12.79 12.85 14.51 14.93 16.22 14.23 12.96 13.27 14.28 11.21 14.86 14.66	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	6.70 8.34 6.64 7.40 6.51 6.19 7.18 5.79 5.25 5.23 7.52	0.17 0.24 0.17 0.16 0.20 0.16 0.15 0.15 0.15 0.17 0.28 0.92 0.16 0.38	7.62 7.56 5.00 7.01 5.95 6.16 9.06 8.05 6.54 6.63 7.39 5.50	7.15 5.71 4.98 7.56 3.55 9.83 7.31 10.79 3.98 8.27 4.96 6.01	1.94 1.93 4.07 3.30 4.58 1.57 2.15 1.32 6.13 1.40 2.83 6.01	3.05 3.16 4.66 1.19 1.82 0.15 1.95 0.13 0.89 0.39 2.01 0.50	0.44 0.33 0.20 0.32 0.28 0.55 0.27 0.43 0.43 0.44 0.26 0.51 0.68	n.d. 0.07 0.05 0.06 n.d. n.d. 0.05 0.12 0.05 0.02 0.05 0.18	2.15 4.53 4.58 2.31 10.78 5.81 2.99 1.10 5.67 4.72 0.66 1.52 1.84 5.92 3.63 5.62

TABLEAU I A

Eléments majeurs des différents termes effusifs de l'assemblage ophiolitique.

Nota : les symboles utilisés dans la première colonne sont ceux qui figurent sur la carte de situation (fig. 1).

(a) gabbros recoupés par des dykes épars. — (b) dykes diabasiques épars. — (c)complexe filonien. — (d) niveau inférieur des laves en coussins. — (e) niveau supériour des laves en coussins.

TABLEAU IB

Eléments en trace des différents termes effusifs de l'assemblage ophiolitique.

		Mn	P	Ti	Lİ	Be	в	Sc	v	Cr	Co	Ni	Cu	Zn	Ge	As	Sr	Y	Zr	Nb	Mo	Ag	Cd	In	Sn	ЅЪ	Ва	La	w	τı	РЬ	Bi	
(a)	70049 71013 71279 71282 71287 73115	694 647 702	146 175 194	1953 2275 2120	<50 <50 <50	<5 <5 <5	30 65 33	<20 <20 <20	269 182 231 134 243	440 486 881 703 977 832	53 76 44 48 28 31	180 433 1054 536 549 564	<5 30 1 54 33 63 78	35 66 54	5 <5 <5	<50 <50 <50	605 263 247 337 52 64	<10 <10 <10	88 76 88	<20 <20 <20	<5 <5 <5	<1 <1 <1	<5 <5 <5	<10 <10 <10	<10 <10 <10	<100 <100 <100	<20 30 35 <10 12	<20 <20 <20	14 <10 <10	<5 <5 <5	12 · 7 · 6 ·	<10 <10 <10	(b) (c) (b) (d) (a)
\$ (b)	70047 70161 71011 71289 73104 73147	483 643 805	117 133 363	2148 2856 3730	<50 <50 <50	<5 <5 <5	18 26 33	<20 <20 <20	252 232 160 227 246 229	211 373 207 355 265 181	43 25 30 46 28 23	85 324 174 366 164 198	<pre><5 54 21 33 72 62</pre>	24 30 49	<5 <5 <5	<50 <50 <50	482 72 345 264 132 94	<10 22 <10	67 63 130	<20 <20 <20	<5 <5 <5	<1 <1 <1	<5 <5 <5	<10 <10 <10	<10 <10 <10	<100 <100 <100	<20 16 24 <20 <10 26	<20 <20 <20	<10 <10 <10	<5 <5 <5	8 <5 7	<10 <10 <10	(b) (a) (b) (a) (a)
◆ (c)	70129 70130 70131 70135 72139 72217 72219 72224 73148 73150	901 716 819 789 583	210 173 257 161 167	2812 3044 3749 3166 2966	<50 <50 <50 <50 <50	<5 <5 <5 <5 <5	67 67 78 59 25	20 <20 <20 <20 <20	291 225 217 236 220 274 340	152 106 78 69 79 162 97 100 57	52 40 37 32 38 76 63 51 25 20	288 234 182 176 122 280 254 178 173 108	5 10 11 7 92 117 92 79 65	34 25 35 31 18	<5 <5 <5 <5 <5	<50 <50 <50 <50 <50	187 118 148 117 275 131 131 105 189 120	43 23 22 14 <10	115 99 116 114 <50	26 <20 <20 <20 <20	5 <5 <5 <5 <5	<1 <1 <1 <1 <1	<5 <5 <5 <5 <5	<10 <10 <10 <10 <10	<10 <10 <10 <10 <10	<100 <100 <100 <100 <100	<20 <20 44 20 77 163 30	<20 <20 <20 26 25	<10 <10 <10 <10 <10	<5 <5 <5 <5 <5	12 11 10 11 <5	<10 <10 <10 <10 <10	(b) (b) (b) (c) (c) (c) (a) (a)
√ (d)	70085 70088 70114 72133 72134 72137 72140 72216 72315 72317 72317 72317 72317 72323 72326 73605 73606 73683	755 1520 547 982 1154 594 749 1170 972 1796 704 598 737	275 319 103 294 340 161 252 1082 821 839 141 119 237	4980 4891 2217 3507 4413 2509 4325 11021 11575 6383 2351 2357 5204	57 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50	<55 55</55</55</55</55</55</55</55</55</td <td>48 33 20 27 35 31 31 73 76 58 40 106</td> <td><20 22 <20 <20 <20 <20 <20 21 21 20 220 21 20 220 220 220 220 22</td> <td>193 319 147 299 301 231 226 237 365 311 321 196 206 179 322</td> <td>70 32 456 60 317 66 284 114 113 82 162 214 396 378 106</td> <td>33 41 37 54 50 43 38 73 66 53 76 53 76 54 39 36 31</td> <td>97 36 229 318 114 260 123 199 120 123 82 153 251 253 287 93</td> <td>40 35 74 30 114 25 38 95 66 77 75 101 166 71 99</td> <td>71 151 50 122 33 15 102 77 60 55 48 66</td> <td><pre>\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\</pre></td> <td><pre><50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50</pre></td> <td>77 140 117 77 41 146 155 170 890 203 457 532 703 161 168 82</td> <td><10 24 14 <10 <10 <10 <10 <10 <10 38 27 <10 <10 <10 <10</td> <td>82 88 58 80 < 50 65 399 194 145 < 50 < 50 < 50</td> <td><pre><20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20</pre></td> <td></td> <td></td> <td>55555555 555555 55555 55555 55555</td> <td><10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10</td> <td><10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10</td> <td><pre><100 <100 <100 <100 <100 <100 <100 <100</pre></td> <td>23 31 31 <20 <20 26 33 47 168 38 65 95 <20 <20 <20</td> <td><20 <20 <20 <20 <20 30 <20 22 45 47 97 <20 <20 <20 <20 <27</td> <td><10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10</td> <td><pre></pre></td> <td>$\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$</td> <td><10</td> <10	48 33 20 27 35 31 31 73 76 58 40 106	<20 22 <20 <20 <20 <20 <20 21 21 20 220 21 20 220 220 220 220 22	193 319 147 299 301 231 226 237 365 311 321 196 206 179 322	70 32 456 60 317 66 284 114 113 82 162 214 396 378 106	33 41 37 54 50 43 38 73 66 53 76 53 76 54 39 36 31	97 36 229 318 114 260 123 199 120 123 82 153 251 253 287 93	40 35 74 30 114 25 38 95 66 77 75 101 166 71 99	71 151 50 122 33 15 102 77 60 55 48 66	<pre>\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\</pre>	<pre><50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50</pre>	77 140 117 77 41 146 155 170 890 203 457 532 703 161 168 82	<10 24 14 <10 <10 <10 <10 <10 <10 38 27 <10 <10 <10 <10	82 88 58 80 < 50 65 399 194 145 < 50 < 50 < 50	<pre><20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20</pre>			55555555 555555 55555 55555 55555	<10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10	<10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10	<pre><100 <100 <100 <100 <100 <100 <100 <100</pre>	23 31 31 <20 <20 26 33 47 168 38 65 95 <20 <20 <20	<20 <20 <20 <20 <20 30 <20 22 45 47 97 <20 <20 <20 <20 <27	<10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10	<pre></pre>	$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	<10	
△ (e)	70113 72090 72091 72094 72096 72097 72098 72099 72109 72109 72112 72112 72112 73578 73610 73611 73617	650 1080 911 619 779 900 978 3024 667 938 631	181 275 151 126 155 528 292 807 110 107 92	1865 1966 1619 2016 2119 2129 3238 5106 1853 1614 2987	<50 60 <50 <50 <50 <50 <50 50 54 <50	<5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <	61 72 40 47 17 220 36 74 27 58 73	<20 <20 <20 <20 <20 20 26 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20	181 205 128 177 200 448 140 396 173 188 187	514 551 392 486 733 444 467 1088 162 648 254 254 254 303 195 313	35 51 45 64 45 36 44 82 76 64 43 36 35 29 32	465 254 207 331 260 437 298 965 204 280 208 304 364 205 255	22 62 61 92 69 63 63 191 167 67 23 74 70 95 73	67 79 48 49 63 108 67 100 51 46 52	< 5 6 5 5 24 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5 5	<50 71 <50 <50 <50 339 <50 80 <50 <50 <50	70 92 322 105 210 452 113 436 39 105 133 339 429 145 153	24- 18 <10- <10- <10- <10- <10- <10- <10- <10-	<50 129 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50 <50	<20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20 <20	<5 <5 <5 <5 <5 10 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5		<pre><5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <7 <5 <7 /pre>	<10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10	<10 11 <10 <10 <10 <10 42 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10	<100 <100 <100 <100 <100 <100 <100 <100	<20 67 <20 <20 57 28 112 41 26 <20	28 <20 <20 <20 <20 31 <20 34 <20 34 <20 <20 <20	<10 11 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <	<5 <5 <5 <5 <5 <5 <10 <5 <5 <10 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5 <5	12 12 55 40 821 55 7	<10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10 <10	() () () () () () () () () () () () () (

Nota : définition des lettres et symboles dans le tableau précédent.

Analystes : (a) CRPG - Nancy (1973 et 1974). (b) BRGM - Orléans (1974). (c) Laboratoire de Spectrographie, SSC ORSTOM - Bondy (1974).

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

		\$iO₂	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	FeO	MnO	MgO	CaO	Na2O	K2O	TiO₂	P2O5	H₂O+	H ₂ O-
0 (f)	71072 72033 72038 72045 72046 72124 72129 72242 72270 72274 72274 72274 73074	48.17 51.45 44.15 45.55 52.30 46.68 53.38 50.14 46.83 49.98 51.05 45.23	12.34 15.38 12.65 14.29 14.87 17.52 16.63 15.58 16.75 14.31 15.88 13.95	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	9.13 7.02 10.58 9.74 5.94 7.06 8.62 8.88 8.92 11.33 6.77	0.19 0.21 0.18 0.19 0.20 0.18 0.16 0.16 0.17 0.20 0.16 0.31 0.15	9.38 5.29 7.60 5.95 2.02 5.39 2.61 5.50 7.00 5.84 4.99 5.73	10.07 6.73 13.21 13.79 13.21 9.19 7.88 6.09 1.46 5.97 0.00 10.89	3.49 4.91 2.33 3.09 5.83 3.45 5.44 3.14 4.25 5.57 5.78 4.90	0.59 1.56 1.83 0.11 1.19 0.03 3.32 2.86 0.62 1.93 0.50	2.33 2.04 2.99 2.98 1.90 1.28 2.61 1.85 3.35 2.52 2.16 1.05	0.34 0.19 0.36 n.d. 0.14 n.d. 0.18 0.88 0.28 0.30 0.14	2.69 4.48 3.71 3.50	2.47 3.71 2.62 2.82 1.03 5.99 2.70 1.19 1.57 0.61 1.26 9.16
(g)	71032 71064 71074 71132 71137 71178 72078 72082 72129 72143 72230 72239 72293	50.07 41.05 42.72 40.45 47.00 42.67 46.05 55.07 53.38 40.95 47.60 41.21 49.84	14.23 12.70 10.72 12.82 12.36 13.19 13.47 13.35 16.63 13.62 13.94 13.45 11.72	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	9.61 9.73 10.22 11.17 8.81 10.62 10.88 8.16 7.06 11.57 7.77 12.37 9.28	0.15 0.32 0.11 0.22 0.14 0.37 0.20 0.19 0.16 0.25 0.13 0.24 0.17	6.64 8.09 9.34 9.44 6.74 8.56 7.44 4.65 2.61 7.78 6.11 7.82 6.95	8.33 12.99 13.06 11.33 11.33 11.60 8.99 5.30 7.88 11.44 10.66 11.78 11.68	5.10 2.13 1.80 2.85 1.86 1.56 1.52 3.39 5.44 1.75 2.65 2.31 3.58	0.23 0.89 1.90 0.01 3.63 2.25 3.71 0.82 0.03 1.28 2.73 1.11 0.57	1.58 4.41 2.49 3.66 3.35 3.06 3.10 2.61 3.73 3.54 3.17 2.68	0.48 0.90 n.d. 0.41 n.d. n.d. n.d. n.d. n.d. n.d. n.d. n.d	1.91 4.24 3.10 1.93 2.12	0.19 1.89 2.14 7.22 4.34 3.18 4.46 2.70 6.13 0.71 5.05 2.03
(h)	71023 71066 71088 71113 71118 71121 71121 71140 72043 72291	43.58 39.91 46.12 42.85 48.50 43.19 44.16 55.33 44.90	15.78 13.82 16.24 15.31 16.62 15.20 15.27 17.58 15.95	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	9.87 10.97 8.22 8.93 7.43 11.45 9.76 3.74 9.80	0.20 0.37 0.23 0.22 0.28 0.26 0.24 0.15 0.27	6.12 6.34 4.35 6.39 3.91 6.50 5.05 1.38 5.16	9.45 11.05 7.13 7.34 6.90 9.43 8.88 4.27 9.04	3.66 4.10 4.97 5.42 6.83 3.51 5.65 8.98 4.96	3.31 1.10 2.96 1.70 0.85 2.77 0.99 0.66 1.67	2.29 3.17 3.49 3.84 2.37 3.26 3.39 2.13 3.15	0.89 1.24 0.65 n.d. n.d. n.d. 0.80 n.d.	3.10 4.80 3.36 4.77 3.16	0.25 1.64 0.71 1.02 4.75 2.94 5.11 0.32 3.60
(i)	71024 71027 71051 71087 72288	42.59 44.23 44.41 47.04 44.67	14.33 13.88 13.92 15.43 15.16	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	10.57 10.40 10.30 8.91 10.77	0.38 0.28 0.37 0.28 0.31	6.12 7.20 4.90 4.20 5.78	10.66 10.27 9.61 7.77 9.32	3.75 2.14 5.67 6.32 4.74	2.21 2.87 0.72 0.85 0.69	3.73 3.90 2.66 2.81 3.15	1.13 0.58 n.d. n.d. n.d.	3.02 2.21	0.01 0.54 5.94 4.88 3.91
Ľ (j)	71018 71021 71025 71052 71124	59.78 59.03 53.63 48.29 48.07	19.20 19.22 19.88 15.64 16.90	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	1.97 1.11 2.78 7.23 5.91	0.08 0.07 0.12 0.21 0.30	0.61 0.97 2.29 3.83 3.40	0.00 0.71 2.07 4.95 5.23	0.38 1.78 8.18 3.62 7.55	13.66 11.53 1.47 4.20 2.47	0.36 0.28 1.10 2.52 1.94	n.d. 0.16 0.20 0.98 n.d.	2.60 5.13 4.57	2.44 1.04 1.64 2.44 6.73
(k)	71125 71139 71143 71176 72150 72237 72281 72307	55.08 60.85 54.98 57.55 53.81 56.86 53.63 52.65	19.66 18.28 19.78 20.41 20.26 19.59 19.37 22.54	1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	1.41 1.79 2.23 1.69 0.69 1.58 2.81 2.48	0.21 0.03 0.39 0.21 0.26 0.10 0.17 0.28	0.99 0.40 0.44 0.00 0.20 0.52 1.32 0.33	0.00 0.64 0.00 0.41 0.23 2.38 0.43	8.78 11.70 9.28 8.03 13.16 7.42 5.33 9.36	5.55 0.93 4.94 5.51 3.05 5.44 8.35 4.21	0.40 0.61 0.52 0.52 0.29 0.45 0.88 0.19	0.03 0.11 n.d. 0.06 0.02 n.d. 0.17 0.04	2.30 6.17 3.77	6.38 0.88 5.93 4.52 0.18 6.30 0.31 5.94

TABLEAU II A

Eléments majeurs des différentes manifestations effusives du volcano-sédimentaire.

Nota : les symboles utilisés dans la première colonne sont ceux qui figurent sur la carte de situation (fig. 1).

(f) volcanisme triasique. — (g) téphrites et basanites. — (h) lamprophyres feldspathiques. — (i) lamprophyres afeldspathiques. — (j) trachytes. — (k) phonolites.

TABLEAU II B

Eléments en trace des différentes manifestations effusives du volcano-sédimentaire.

		Mn	Р	Ti	Li	Be	В	Sc	v	Cr	Co Ni	Cu	Zn	Ge	As	Sr	Y	Zr	Nb	Mo	Ag	Cd	ln	Sn	Sb	Ba	La	w	TI	РЬ	Bi	
0 (f)	71072 72033 72038 72045 72046	1034 ⁻ 1103 1032 ⁻	1442 774 1606	9569 9641 15399	<50 <50 <50	<5 <5 <5	54 64 40	<20 <20 <20	144 236 208 233 188	339 113 251 268 83	58 298 52 152 48 169 39 228 35 148	87 52 120 126 30	93 83 83	<5 <5 <5	<50 <50 <50	689 478 609 505 317	31 4(26	7 289 0 162 5 229	<20 <20 <20	<5 <5 <5	<1 <1 <1	<5 <5 <5	<10 <10 <10	<10 <10 <10	<100 <100 <100	301 128 363 155 148	22 <20 <20	2 <10) <10) <10) <5) <5) <5	<5 <5 6	<10 <10 <10	(b (b (a (a
	72124 72129 72242 72270	880 1147 :	625 2209	5138 17581	69 61	<5 <5	97 31	<20 <20	146 258 199	101 98 113 31	51 116 32 120 76 102 36 48	64 82 62 29	68 79	<5	<50 <50	745 1383 263 605	<10 24	0 119 4 278	<20	<5 6	<1 <1	<5 <5	<10 <10	<10 <10	<100	173 313 659	28 25	3<10 5<10) <5) <5	8 <5	<10 <10	(b (a (c) (b
	72274 72283 73074 73561	1097 1280	626 385	6048	<50	<5	53 69	<20 <20	261	194 65 322 222	25 153 51 25 50 144 59 175	150 125 29 113	78 94	<5	<50	316 355 777 330	<10	0 90 0 77	<20 <20	6 <5	<1 <1	<5 <5	<10 <10	12	<100 <100	176 327	57	/ <10 < 10) <5	<5 12	<10 <10	(c (c (b)
(g)	71032 71064 71074 71132	1112 2237 1364	1597 5189 2510	14343 17991 18077	<50 280 <50	<5 <5 <5	26 79 52	<20 <20 <20	280 340 263 355	241 228 157 291	52 201 53 175 59 229 64 173	101 86 71 64	86 121 87	<5 5 <5	<50 72 <50	1695 >2000 821 255	25 54 28	5 240 452 3 305	<20 101 34	<5 7 <5	<1 <1 <1	<5 <5 <5	<10 <10 <10	<10 18 <10	<100 <100 <100	191 >2000 1678 409	<20 128 41	<10 <10 <10) <5 <5 <5	<5 20 <5	<10 <10 <10	(b (b (b (a
	71137 71178 72078 72082 72129	2268 :	2246	19867	107	<5	75	<20	304 297 276 258	194 277 163 213 98	64 178 73 301 57 153 51 156 32 120	125 85 96 92 82	73	6	71	657 >2000 431 386 1383	68	660	71	11 -	<1	<5	<10	14	<100	622 1859 735 313	107	<10) <5	14	<10	(c) (b) (a) (a)
	72143 72230 72239 72293	1266	3087	16999	114	<5	101	<20	286 318 307	179 97 273 236	64 152 76 318 66 225 68 336	61 162 94 98	93	5	59	>2000 763 318 249	20	250	38	8 -	<1	<5	<10	14	<100	408 646 351	118	<10	<5	9 -	<10	(b (c) (a)
[]	71023	1270 :	2376	13642	112	<5	60	<20	218 260	218 76 130	44 227 61 104 64 229	43 61 47	88	5	60	>2000 325 1644	59	571	55	6 -	<1	<5 ·	<10	14	<100	783 894	75	<10	<5	16 -	<10	(b) (a)
(h)	71111 71113 71118	1490 : 1424 :	2720 2378 ⁻	15326 10931	67 <50	<5 <5	42 51	<20 <20	191 142	142 162 148	33 211 76 102 26 190	30 50 22	88 101	5 <5	<50 <50	>2000 552 >2000	36 28	447 452	70 83	<5 < 14 •	<1 <1	<5 · <5 ·	<10 <10	<10 11	<100 <100	1411 1579	70 89	<10 <10	<5 <5	11 - 13 -	<10 <10	(b) (c) (b)
	71121 71140 72043 72291	1574 2 1034 2 1244 3	2682 ⁻ 2126 3124 -	17914 8809 12834	83 <50 <50	<5 <5 <5	61 18 89	<20 <20 <20	252 256 72 193	197 102 97 98	43 204 43 142 14 161 35 157	35 19 8 31	110 85 108	<5 <5 <5	57 <50 54	>2000 550 <2000 >2000	55 24 <10	559 567 396	72 37 60	8 < 8 < 6 <	<1 <1 · <1 ·	<5 · <5 · <5 ·	<10 <10 <10	14 10	<100 <100 : <100	783 930 >2000 1308	91 160 96	<10 <10 <10	<5 <5 <5	15 - <5 - 13 -	<10 <10 <10	(b) (a) (b) (b)
	71024	2636 -	1607 :	20011	209	<5	85	<20	263	139 421	49 170 76 458	45 112	124	7	82	>2000	67	466	122	14 -	<1	<5 -	<10	19	<100	1541	130	10	<5	24 <	<10	(b) (c)
(<i>i</i>)	71051 71086 71087 71146 72288	26907 11913 11953 18127 13243	7414 3807 2330 2112 8828	24646 23931 13608 14363 15206	158 235 <50 142 83	<5 <5 <5 <5 <5	194 73 48 87 98	<20 21 <20 <20 <20	244 358 145 161 224	82 300 75 108 93	30 110 73 309 24 113 35 115 45 161	30 92 22 23 41	342 113 90 86 122	7 9 <5 7	<50 96 <50 59 69	>2000 >2000 >2000 >2000 >2000 >2000	84 60 26 58 25	2350 436 463 738 424	258 83 54 75 56	<5 < 12 < <5 < 6 <	<1 · <1 · <1 · <1 ·	<5 <5 <5 <5 <5 <5	<10 <10 <10 <10 <10	<10 25 <10 12 15	<100 <100 <100 <100 <100 <100	>2000 1110 >2000 1919 674	404 119 100 101 93	<10 25 <10 <10 <10	<5 <5 <5 <5 <5	34 < 28 < 10 < 16 < 18 <	<10 <10 <10 <10 <10	(b) (b) (b) (b) (b)
X ())	71018 71021 71025 71052 71124	454 402 620 1251 1	73 121 528 643	1214 1319 3741 6375	<50 <50 <50 <50	<5 <5 <5 <5	18 41 41 38	<20 <20 <20 <20	12 <10 58 69	38 32 37 65 62	<5 84 <5 39 10 80 51 102 10 101	<5 <5 6 17 8	69 99 66	<5 <5 <5	<50 <50 <50 <50	1101 >2000 >2000 1525 >2000	<10 <10 10 44	1233 682 454 668	40 - 44 - 28 - 87 -	<5 < <5 < <5 <	<1 < <1 · <1 ·	<5 < <5 < <5 <	<10 · <10 · <10 ·	<10 <10 <10 <10	<100 <100 <100	518 467 504 919	29 68 87 261	<10 <10 <10 <10	<5 <5 <5 <5	<5 < <5 < <5 < 13 <	<10 <10 <10	(b) (b) (c) (b)
	71125 71139	1245	108	2288	<50	7<	<10	<20<	<10	62 < 97	< 5 91 25 102	< 5 1 30	90	5	<50	217 329	51	>2000	373 -	<5 <	<1 <	<5 <	<10 -	<10	<100	114	118	<10	<5	21 <	<10	(b) (c)
(k)	71143 71176 71181 72150 72237 72281 72307	888 741 1783 1391	261 164 197 176	2196 2744 2216 2029	<50 <50 <50 <50	<5 7 <5<	40 41 <10	<20 <20 <20 <20	<10 12 1 14 1 19 <10 28	30 < 08 < 26 46 < 34 < 65 91 <	<10 108 < 5 194 5 216 < 5 84 <10 149 51 153 < 5 167	<10 < 5 < 5 <10 < 12 < 5	138 99 143	<5 <5 <5	<50 <50 <50 <50	141 314 485 1010 103 1012 411	28 35 <10 <10	>2000 >2000 >2000 >2000	187 - 628 - 216 -	< 5 < < 5 < < 5 < 11 <	<1 < <1 < <1 <	<5 < <5 < <5 <	<10 < <10 < <10 <	<10 < <10 < <10 <	<100 <100 <100	56 110 94 213 98 198	43 45 161 140	<10 <10 <10	<5 <5 <5	14 < 17 < 9 < 31 <	<10 <10 <10	(a) (b) (b) (b) (c) (b) (c) (b) (c) (c) (c) (c) (c) (c) (c) (c) (c) (c

Nota : définition des lettres et symboles dans le tableau précédent. Analystes : cf. tableau I B.

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

J.-F. PARROT, N. VATIN-PERIGNON

		T.	ABLEAT	u III]]		TA	BLEAU) IV					Т	ABLEA	υV		
Fréquence type des	de e élé	distribi ments	ition 1 dans l	noyen es gat	ne, me ogros.	édiane,	écart-	Fré d d	quence iane, é vkes é	de di cart-ty pars.	stribut pe de	ion n s élém	ioyenn ients d	e, mé- ans les	Fré a c	quence liane, e omple	e de di écart-t _i xe filo	istribu ype de nien.	tion n es élér	noyenn nents d	e, mé- dans le
Gabbros								◇ d	ykes ép	ars				<u> </u>	•	C.F.					
	N	x	м	s	cv %	, x —s	x+s	N	x	м	s 	cv %	x - s	x+s	N	x	м	\$	cv %	xs	x+s
(1) SiO _a (2) Al ₂ O ₃ (3) FeO (4) MnO (5) MgO (6) CaO (7) Na ₂ O (9) TiO ₂ (9) TiO ₂ (10) P ₂ O ₅ (11) B (12) Cr (14) Co (15) Ni (16) Cu (17) Zn (18) Sr (19) Y (20) Zr (21) Nba (23) La	6666666623566663633 5	50.99 15.27 5.85 0.12 9.500 11.96 2.15 0.17 0.41 0.05 42.66 211.80 719.83 46.66 552.66 60.00 51.66 261.33 5.00 84.00 184.00	50.78 14.87 5.90 0.13 9.71 11.79 0.13 0.43 0.05 33.00 231.00 542.50 46.00 542.50 48.00 54.00 255.00 54.00 88.00 88.00	1.55 1.24 1.04 0.02 1.90 1.82 1.20 0.17 0.12 0.01 19.39 53.74 218.15 17.33 284.58 53.22 15.63 203.37 0.00 6.92 13.24 	3.1 8.29 17.9 22.8 20.0 15.3 56.0 104.8 28.3 45.5 25.4 30.3 37.2 51.5 88.7 30.3 77.8 88.7 30.3 77.8 0.0 8.2 72.0	49.43 14.02 4.81 0.09 7.59 10.14 0.94 0.03 23.26 158.05 501.67 29.32 268.07 6.77 36.03 57.96 5.00 77.07 75.15	52.55 16.52 0.16.52 11.40 13.79 0.35 0.53 0.06 62.06 265.54 937.98 64.00 837.25 113.229 464.70 5.00 90.92 	86666666736666663633 8	50.95 15.57 6.05 0.13 7.74 9.36 3.73 0.48 0.03 25.66 224.33 25.66 224.33 25.66 224.33 25.60 218.50 218.50 218.50 218.50 218.50 218.50 21.53 32.55 21.53 23.55 21.53 23.55 21.54 25.57 21.55 21.5	51.07 15.52 5.98 0.14 7.74 9.52 3.53 0.03 26.00 238.00 238.00 238.00 230.50 238.00 230.50 238.00 230.50 198.00 5.00 67.00 198.00 5.00 67.00	1.15 1.45 0.39 0.02 0.61 1.51 1.51 0.72 0.57 0.10 0.00 7.50 33.04 81.36 9.64 105.90 26.66 13.05 161.82 9.81 37.58 8.40	2.3 2.9 6.4 17.4 8.0 19.3 118.6 18.6 18.6 29.2 14.7 29.7 48.5 65.6 38.0 69.9 92.3 43.4 55.4	49.80 15.11 5.66 0.11 7.185 3.01 - 0.02 18.16 191.28 183.97 22.85 112.59 14.00 21.28 69.67 0.85 49.08 	52.10 16.03 6.44 0.15 8.36 10.88 4.45 1.06 0.68 0.04 33.17 257.38 346.69 42.14 67.33 47.38 324.40 67.33 324.40 47.38 393.32 20.48 124.24 23.56	100 100 100 100 100 100 100 5 7 100 100 5 5 7 7	52.60 15.76 7.01 7.50 3.34 0.63 0.63 0.05 59.20 257.57 99.70 43.40 159.10 28.60 152.10 28.60 152.10 21.40 93.80 -14	53.08 15.74 6.77 0.15 7.26 8.40 3.65 0.55 0.69 0.05 67.00 236.00 97.00 39.00 180.00 38.00 131.00 22.00 114.00 21.00 30.00 114.00 2.00	2.39 1.85 0.05 0.86 2.64 0.99 0.47 0.06 0.01 20.27 46.12 33.88 17.24 62.24 45.14 45.14 45.14 55.87 55.87	4.6 5.4 12.3 32.3 12.6 329.6 927.5 34.3 927.5 34.3 94.1 24.8 34.1 24.8 34.1 24.8 34.1 113.7	50.20 14.90 6.14 0.11 6.04 4.85 2.35 0.16 0.61 0.03 38.92 211.44 65.81 26.15 137.25 2.85 21.50 100.20 7.31 54.71 	54.99 16.62 7.87 0.22 7.78 10.14 4.33 1.10 0.74 0.07 79.47 303.69 133.58 60.64 261.74 93.14 35.69 203.99 35.48 132.88 132.88
								II							li						

		Т	ABLEA	u VI				N		TA	BLEAU	J VII			1		Тав	LEAU	VIII		
Fréquence type des laves en	de d s éle coi	istribu éments ussins,	tion n dans	noyen le n	ne, me iveau	édiane, inférie	écart- ur des	Fré a n	quence liane, e iveau s	e de di écart-t supérie	stribu ype de vur des	tion n rs élén s lave	noyenn nents c s en co	e, mé- lans le ussins.	Fréq éc ni	uence de art-type sme tria	o distri des sique.	bution élémei	moye. nts da	nne, m ins le	édiane, volca-
∇ PL. inf.									PL, sup						0 1	Tr.					
	N	ź	м	s	сv %	x s	x+s	N	x	м	s	cv %	, xs	$\overline{x} + s$	۸	x	м	S	CV %	<i>x</i> s	<i>x</i> +s.
(1) SiO ₂ (2) Al ₂ O ₃ (3) FeO (4) MnO (5) MgO (6) CaO (7) Na ₂ O (8) K ₃ O (9) TiO ₂ (10) P ₂ O ₃ (11) B (12) V (13) Cr (14) Co (15) Ni (16) Cu (17) Zn (19) Y (20) Zr (21) Nb	13 13 13 13 13 13 13 13 13 13 13 15 16 16 16 16 16 13 13 13	51.52 14.87 7.61 0.15 6.82 7.61 3.79 0.68 1.17 0.12 51.46 256.86 192.62 47.50 171.12 68.43 68.53 257.43 11.38 99.69	50.52 14.82 7.25 0.16 6.77 8.03 4.01 0.50 1.10 0.50 1.10 0.250 138.00 42.00 138.00 72.50 60.00 158.00 5.00 80.00	2.51 1.19 1.24 0.03 1.14 2.00 0.71 0.60 0.71 66.05 136.27 134.16 85.14 41.93 37.38 250.45 11.12 102.81	4.9 8.0 16.3 22.0 16.8 26.3 18.5 105.0 51.4 54.9 52.7 70.7 25.7 70.7 29.8 61.3 54.5 97.3 97.7 103.1	49.00 13.67 6.37 0.12 5.67 5.61 3.09 - 0.03 0.57 24.33 190.81 56.34 33.33 85.97 26.49 31.15 6.97 0.26	54.04 16.06 8.855 9.61 4.49 1.40 1.78 0.19 78.58 322.92 328.90 61.66 256.27 110.37 105.92 507.89 22.50 202.50	12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 1	52.77 13.89 6.64 0.26 6.87 6.67 3.10 1.65 0.39 0.07 65.90 211.18 452.73 47.80 335.80 78.33 66.36 209.53 7.90 43.09	51.41 14.25 6.67 0.17 6.82 6.58 2.49 1.50 0.38 0.38 0.38 0.38 0.38 0.38 0.38 0.3	3.45 1.32 0.93 0.21 1.14 2.23 1.72 1.40 0.14 0.04 54.60 115.62 241.41 16.39 191.90 45.85 21.28 145.01 6.60 35.33	6.5 9.6 14.0 82.6 16.7 33.5 55.8 84.9 36.0 67.0 82.8 53.3 34.3 57.1 58.5 32.1 69.2 83.6 82.0	49.32 12.56 5.71 0.04 5.72 4.43 1.37 0.25 0.025 0.025 0.025 211.30 95.55 211.31 31.40 143.89 32.48 45.07 64.51 1.29 7.75	56.22 15.22 7.58 8.01 4.83 3.06 0.53 0.12 120.51 326.80 694.15 64.19 527.70 124.18 87.65 354.54 14.51 78.43	12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 12 1	48.74 15.01 8.45 0.19 5.60 8.20 4.34 1.31 58.28 214.30 159.23 45.53 144.46 82.23 82.57 567.07 19.57 707	49.07 15.12 8.75 0.18 5.61 8.53 4.57 1.19 2.24 0.28 54.00 220.50 113.00 50.00 148.00 83.00 50.00 50.00 24.00	3.04 1.59 1.63 0.04 1.97 4.44 1.21 1.04 0.68 0.22 21.49 45.44 102.24 10.89 70.12 41.61 8.99 301.45 16.27 88.13	6.3 10.6 19.3 21.7 35.1 54.2 27.9 79.4 30.5 73.5 36.9 21.2 60.4 23.9 48.5 50.6 48.5 50.6 53.2 83.2 49.6	45.69 13.41 6.82 0.15 3.63 3.76 3.13 0.27 1.56 0.08 36.79 168.85 66.98 34.64 74.33 40.61 73.57 265.61 3.29 89.58	51.79 16.60 0.23 7.57 12.65 5.56 2.94 0.54 79.77 259.74 271.48 269.74 214.59 123.84 91.56 35.84 265.83 35.84
(22) Ba (23) La	15	40.46	31.00	42.49	105.0	- 2.02	82.96	11	34.63	26.00	32.75	94.6	1.88 —	67.38	10	274.30	238.50	160.67	58.6	113.62	434.97

.

194

		Т	ABLEA	υIX			1			TA	BLEAU	x			l		TA	BLEAU	XI		
Fréquence type de nitique.	e de d es é	distrib lémeni	ution r 's de	noyeni la sé	ne, me Frie te	édiane, éphrito	écart- -basa-	Fréq di pr	uence ane, éc ophyre.	de dis art-typ s felds,	stribut ve des pathiq	ion n éléme ues.	ioyenn ents de	e, mé- s lam-	Fréd di m	quence iane, é ionchiqu	de dis cart-ty ites se	tribut pe a nsu st	ion m les é ricto.	oyenn lément	e, mé- ts des
	N	x	м	s	cv %	, xs	x+s	N	ĩ	м	s	cv %	, x —s	x+s	N	x	м	\$	cv %	x—s	x + 5
(1) SiO_2 (2) Al_2O_3 (3) FeO (4) MnO (5) MgO (6) CaO (7) Na_8O (8) KnO (9) TiO_2 (10) P_2O_5 (11) B (12) V (13) Cr (14) Co (13) Cr (15) Ni (16) Cu (17) Xn (18) Sr (19) Y (20) Zr (21) Nb (22) Ba (23) La	13 13 13 13 13 13 13 13 13 13 13 13 13 1	46.00 13.24 9.78 0.20 7.09 10.49 2.76 1.47 3.10 0.48 66.60 298.54 203.61 59.92 203.61 93.61 92.00 93.61 92.00 93.61 92.00 381.40 50.80 837.45 80.80	46.05 13.35 9.73 0.19 7.44 11.33 2.31 1.11 3.10 0.48 75.00 297.00 297.00 213.00 64.00 178.00 92.00 87.00 763.00 28.00 305.00 38.00 622.00 107.00	4.97 1.38 1.56 0.07 1.87 2.23 1.29 1.29 0.29 28.58 30.50 63.25 11.40 69.35 26.55 11.40 69.35 17.77 714.16 20.88 20.89 17.77 714.16 20.89 670.28 52.18	10.8 10.5 37.3 26.5 21.3 86.6 22.4 61.1 9 10.2 31.1 19.0 28.4 19.2 28.4 19.3 61.5 53.5 53.5 69.0 64.6	41.02 11.85 8.22 0.12 5.21 8.25 1.47 0.19 2.40 0.18 38.01 1268.04 140.36 48.51 139.64 67.05 74.22 282.60 1204.12 15.30 167.17 28.61	50.98 14.63 11.34 0.27 8.96 12.72 3.80 0.77 95.18 329.04 266.86 71.32 278.35 120.77 1710.93 558.87 8558.67 86.29 1507.73 132.98	999999999568000666886	45.39 15.75 8.92 0.24 5.02 8.16 5.34 1.78 3.01 0.85 53.50 137.00 137.00 137.00 137.00 134.10 99.66 1507.10 34.50 34.50 498.66 62.83 1211.00 96.83	44.16 15.78 9.76 0.24 5.16 8.88 4.97 1.67 3.17 0.80 205.50 136.00 43.00 175.50 33.00 94.50 2000.00 32.00 505.50 65.00 1119.00 90.00	4.40 1.05 2.30 0.06 1.65 1.98 1.71 0.99 0.60 0.23 23.48 65.03 46.00 18.68 47.03 11.65 1722.80 20.22 76.06 15.99 439.67 32.50	9.7 6.7 224.7 32.0 224.3 32.4 55.9 27.9 32.6 42.2 45.9 42.9 45.9 42.8 42.2 45.3 515.3 25.3 33.6 33.6	40.98 14.70 6.61 0.18 3.36 6.18 3.62 0.78 2.41 0.62 30.01 132.96 91.00 25.22 125.67 18.46 85.61 784.29 14.27 422.60 46.84 771.33 64.33	49.80 16.80 11.22 0.30 6.68 10.14 7.06 2.77 3.61 1.09 76.98 263.04 83.09 62.58 219.73 49.73 49.73 107.72 2229.90 54.72 78.82 1650.67 1650.67 129.34	55555555266777766665666	44.58 14.54 10.19 0.32 5.64 9.52 4.52 0.85 97.50 232.50 174.00 47.42 205.14 146.16 2000.00 53.33 505.40 108.00 1540.66 157.83	44.41 14.33 10.40 0.31 5.76 4.74 0.85 3.15 0.85 86.00 234.00 108.00 141.00 117.50 2000D.00 (59.00 463.00 79.00 1730.00 110.00	1.59 0.71 1.73 1.14 1.64 1.054 0.38 50.25 77.01 133.72 20.35 131.38 35.57 97.26 0.000 23 42 131.23 77.49 0.548.03 121.37	$\begin{array}{c} 3.69\\ 4.729\\ 14.94\\ 12017\\ 36.47\\ 45.5\\ 51.51\\ 76.9\\ 42.90\\ 43.9\\ 26.0\\ 75.9\\ 76.9\\ 76.9\\ 76.9\end{array}$	42.99 13.82 9.45 0.27 4.48 8.41 2.87 0.46 2.70 0.46 47.24 155.48 40.27 27.07 73.75 16.56 48.90 2000.00 29.90 374.16 30.50 992.63 36.45	46.18 15.25 10.92 0.37 6.79 10.64 6.17 2.47 3.79 1.24 147.75 309.51 307.72 67.78 336.52 87.72 243.43 2000.06 67.75 636.63 185.49 2088.69 2088.69 2088.69

		TA	BLEAU	T XII						Тав	LEAU	IIIX			
Fréquence type des	de a élé	listribu ments	tion m des tra	oyenn achyte	ne, mé rs.	idiane,	écart-	Fre	éqi éc	ience de cart-typ	e distri e des	bution éléme	moye ents d	enne, m es pho	édiane, nolites.
	N	x	м	s	cV %	, xs	x+s		N	x	м	\$	cv %	, <i>x</i> —s	x+s
(1) SiO ₂ (2) Al ₂ O ₃ (3) FeO (4) MnO (5) MgO (6) CaO (7) Na ₂ O (6) CaO (9) TiO ₂ (10) P ₂ O ₅ (11) B (12) V (14) Co (15) Ni (16) Cu (17) Zn (16) Cu (17) Zn (19) Y (20) Zr (21) Nb (22) Ba	5 5 5 5 5 5 5 5 4 4 4 5 5 5 5 4 5 4 4 4 4 4	53.76 18.16 3.80 0.15 2.59 4.30 6.66 1.24 0.33 34.50 36.00 46.80 15.00 81.20 7.00 81.20 16.00 759.25 49.75 602.00 111 25	53.63 19.20 2.78 0.12 2.29 2.07 3.62 4.20 0.18 39.50 35.00 51.10 0 77.50 51.10	5.61 1.80 2.63 0.09 1.42 2.40 3.45 5.55 0.98 0.43 11.09 32.19 15.44 20.51 25.56 6.16 24.14 405.04 18.81 32.62 24.14 24.57 4 24.14 22.57 4 22.74 210.71	10.5 10.0 69.4 62.6 64.3 92.6 80.4 83.3 79.1 129.1 32.1 89.4 33.0 136.8 31.5 88.1 27.6 23.5 117.6 23.5 117.6 51.8 35.3 92.3	48.14 16.35 1.16 0.05 0.79 0.84 1.25 -0.09 23.40 31.35 -5.51 55.63 63.35 1320.15 -2.81 426.62 24.00 389.57 8.53	59.37 19.97 6.43 0.25 3.64 4.99 7.75 12.21 12.21 12.21 2.22 0.77 45.59 68.19 62.24 35.51 106.76 13.16 14.16		8888888865799995955575	55.67 19.98 1.83 0.52 0.51 9.13 4.74 0.48 0.07 22.80 12.57 73.22 11.00 140.44 6.88 151.00 140.44 446.88 24.80 200.000 380.00 380.00 126.14 101.40	55.03 19.72 1.74 0.21 0.42 9.03 5.19 0.48 0.05 23.00 12.00 65.00 149.00 2.000 143.00 329.00 28.000 2000.00 373.00 110.00 1118.00	2.65 1.21 0.642 0.79 2.43 2.15 0.20 17.75 8.69 33.94 16.68 47.00 9.26 37.46 37.46 341.94 19.000 186.51 57.53 54.56	4.8 6.1 36.3 53.7 81.8 152.9 26.7 45.4 43.4 43.4 45.4 45.4 45.4 45.4 151.7 33.5 134.5 134.5 80.3 0.0 49.1 455.8	$\begin{array}{c} 53.01\\ 18.76\\ 0.09\\ 0.09\\ -0.27\\ 6.69\\ 2.59\\ 0.27\\ 0.01\\ 5.04\\ 3.87\\ -2.37\\ 113.53\\ 93.44\\ -2.37\\ 113.53\\ 104.94\\ 4.89\\ 2000.00\\ 193.48\\ 68.66\\ 46.83\end{array}$	58.33 21.20 0.51 0.95 1.30 11.57 6.90 0.12 40.55 21.26 107.16 27.68 187.44 16.15 188.48 44.70 2000.00 566.51 183.67
(9) TiO2 (10) PaO5 (11) B (12) V (13) Cr (14) Co (15) Ni (16) Cu (17) Zn (19) Y (20) Zr (21) Nb (22) Ba (23) La	5444555545444444	1.24 0.33 34.50 36.00 15.00 81.20 7.00 87.50 1725.20 16.00 759.25 49.75 602.00 111.25	1.10 0.18 39.50 35.00 38.00 10.00 84.00 2000.00 7.50 675.00 42.00 511.00 77.50	0.98 0.43 11.09 32.19 15.44 20.51 25.56 6.16 24.14)405.04 18.81 332.62 25.74 212.42 102.71	79.1 129.2 32.1 89.4 33.0 136.8 31.5 88.1 27.6 23.5 117.6 43.8 51.8 35.3 92.3	1.25 0.09 23.40 3.80 31.35 5.51 55.63 0.83 63.35 2.81 426.62 24.00 389.57 8.53	2,22 0,77 45,59 68,19 62,24 35,51 106,76 13,16 111,64 2130,24 34,81 1091,87 75,49 814,42 213,96		865799995955575	0.48 0.07 22.80 12.57 73.22 11.00 140.44 6.88 151.00 446.88 24.80 2000.00 380.00 126.14 101.40	0.48 0.05 23.00 12.00 65.00 5.00 149.00 2.00 143.00 28.00 2000.00 373.00 110.00 118.00	0.20 0.05 17.75 8.69 33.94 16.68 47.00 9.26 37.46 341.94 19.90 0.000 186.51 57.53 54.56	43.4 80 6 77.9 46.4 151.7 33.5 134.5 24.8 76.5 80.3 0.0 49.1 45.6 53.8	0.27 0 01 5.04 3.87 - 5.68 93.44 - 2.37 113.53 104.94 4.89 2000.00 193.48 68.6C 46.83	0.69 0.12 40.55 21.26 107.16 27.68 187.44 16.15 188.46 788.83 44.70 2000.0 566.51 183.67 155.96

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

.

Ba, or la plus grande mobilisation primaire de Ba par rapport à Sr est un trait dominant de cet élément.

Ainsi, si l'augmentation sensible de Sr n'est pas seulement le résultat de la transformation deutérique de quelques-uns des termes analysés, on peut penser que l'évolution parallèle des trois derniers rapports. (et accessoirement du premier) traduirait bien un phénomène de fractionnement entre les dykes du complexe filonien et les laves en coussins du niveau inférieur.

Laves en coussins du niveau supérieur (tabl. VII)

Les laves en coussins du niveau supérieur sont constituées par des termes pétrographiques particuliers ; il s'agit de laves uniquement formées par des cristaux automorphes de forstérite (Fo 95) dont le pourcentage oscille autour de 10 %, et environ 60 % de cristallites cervicornes de pigeonite baignant dans un verre brunâtre parfois analcimique où n'apparaissent qu'exceptionnellement quelques rares cristaux de bytownite. Ces termes sont fortement tholéiitiques et ne contiennent généralement que 1 à 1,5 % au plus de Na₂O, K₂O étant toujours inférieur à 0,2 %. Mais, à côté de ces échantillons types, on observe également de nombreux termes transformés qui semblent avoir subi une forte contamination en K_2O , accessoirement en Na₂O. Dans ce cas, le traitement global des données conduit aux mêmes réserves que pour le groupe précédent.

En relation avec l'abondance de clinopyroxène, ces termes sont surtout riches en Cr et Ni, Ni se plaçant vraisemblablement de plus dans l'olivine.

La faible quantité de Zr s'explique par l'absence de minéraux tels que l'apatite et le sphène.

Outre Zr, ces termes sont aussi pauvres en Zn et Sr, et notamment en Y et Ba, ce qui pourrait indiquer que ces laves sont le résultat d'un faible degré de fusion partielle du niveau mantellique dont elles tirent leur origine, suivie d'une montée rapide du magma ainsi produit ; il est en effet curieux de constater que Y qui se concentre normalement dans les clinopyroxènes est faible alors que ces derniers sont abondants, et qu'il en va de même pour Ba qui est un des premiers éléments mobilisés, notamment dans une série tholéiitique comme celle-ci.

Par ailleurs, B, V, Sr et Ba sont plus spécialement élevés dans les termes ne contenant que des ferromagnésiens et du verre, ce qui laisserait supposer que ces éléments se concentrent dans le verre, puisqu'ils n'entrent normalement pas ou peu dans les ferromagnésiens.

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

Il faut enfin signaler que ces mêmes termes indiquent de plus de fortes concentrations en Ge, As, Sn, Sb, La, W et Pb (accessoirement en Mo et Sc).

La signification des rapports utilisés pour les groupes précédents est aléatoire, dans la mesure où le coefficient de variation est toujours élevé pour V, Cr, Sr et Ba.

La distribution des divers éléments analysés que ce soit en trace ou en majeurs, montre en tout cas que ce groupe forme un ensemble particulier que l'on ne peut directement rattacher à la série lavique précédente.

Les formations effusives triasiques du volcano-sédimentaire (tabl. VIII)

Ces roches, en coussins ou parfois en coulées, contiennent en moyenne 45 % de plagioclases (An 60), 33 % d'augite, 18 % de verre et 4 % de minéraux opaques. On observe de plus dans cette série de nombreux termes spilitisés à clinopyroxènes ouralitisés.

Les teneurs en B vont de pair avec le pourcentage relativement élevé en plagioclases ; il en va de même pour V et les minéraux opaques.

Cr, Ni, Zn, et Y, sont en quantité comparable avec celle enregistrée dans les dykes du complexe filonien et les laves en coussins du niveau inférieur.

Zr est toutefois plus élevé, ce qui doit être mis en relation avec la présence occasionnelle de sphène dans les laves triasiques.

L'abondance en Sr et Ba souligne soit la tendance calco-alcaline de cet ensemble, soit le caractère primaire de la spilitisation.

Les manifestations effusives « jurassiques » du volcano-sédimentaire (tabl. IX à XIII)

La série téphrito-basanitique à analcime (g), les lamprophyres feldspathiques (h) et afeldspathiques (i)les trachytes (j) et les phonolites (k) forment un ensemble alcalin à peralcalin que nous traiterons globalement. La série téphrito-basanitique (g) où dominent les augitites, contient 39 à 48 % d'augite titanifère, 12 à 27 % de feldspaths dont la basicité varie selon que l'on a affaire à des téphrites ou des basanites, 29 à 30 % de verre analcimique qui peut contenir, notamment dans les augitites, 5 % environ d'analcime en plages différenciées, 4 à 5 % de minéraux opaques, un peu d'apatite et accessoirement du sphène.

La série lamprophyrique (h, i) qui lui fait suite est composée par des termes feldspathiques et des monchiquites sensu stricto, celles-ci ayant tendance à être plus abondantes au sommet de cet ensemble.

Les lamprophyres feldspathiques (h) renferment 15 % de phénocristaux d'augite titanifère ou parfois légèrement aegyrinique, 11 % de phénocristaux automorphes de barkévicite, 24 % de minéraux ferromagnésiens microlitiques (avec souvent un peu de biotite), 38 % de verre analcimique et environ 12 % de feldspaths moyennement basiques ; de plus, de nombreux minéraux opaques, non comptabilisés ici, se placent en petits granules au sein des phénocristaux et accessoirement dans la pâte.

Les monchiquites sensu stricto (i) contiennent 18 à 20 % de phénocristaux automorphes d'augite, 16 à 19 % de phénocristaux automorphes de barkévicite, 30 % environ de microlites ferromagnésiens (augite, barkévicite, biotite), 28 à 36 % de verre analcimique, auxquels il faut ajouter du sphène, de l'apatite et de nombreux minéraux opaques.

Les coulées trachytiques (2) contiennent 60 % à 70 % environ de sanidine, baignant dans un verre où apparaissent quelques rares cristaux d'aegyrine et de barkévicite.

Enfin, les phonolites (k) sont constituées par 33 % de feldspaths potassiques, 18 % de néphéline, 12 % d'aegyrine, 13 % de plagioclases peu basiques, et 22 % de verre. On observe souvent de grands cristaux automorphes de sphène, plus rarement de l'apatite également automorphe et en grands cristaux, pratiquement jamais de minéraux opaques.

Les teneurs en B sont surtout élevées dans la série basanito-lamprophyrique (g, h, i), notamment dans les monchiquites *sensu stricto*, ce qui laisse supposer qu'il est ici concentré dans le verre, remarque à laquelle

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

nous étions déjà parvenus pour des termes également riches en verre, les laves en coussins du niveau supérieur (e).

V dont les teneurs sont proches de celles des séries basaltiques décroît dans les trachytes (j) et les phonolites (k) qui sont, nous l'avons vu, sans minéraux opaques. Inversement, les teneurs maximales caractérisent les augitites (g) et les monchiquites afeldspathiques (i).

La quantité de Cr étant directement fonction de la concentration en clinopyroxènes dans lesquels il peut se concentrer, la série basanito-lamprophyrique (g, h, i) sera plus riche en Cr que la série trachytophonolitique (j, k), et au sein de la première, les augitites (g) et les monchiquites sensu structo (i). De plus, le rapport Cr/V croît, inversement à la décroissance de Cr, lorsque l'on monte dans la série depuis les basanites jusqu'aux trachytes et phonolites (fig. 2).

Ni suit classiquement l'évolution de Cr.

Co présente un coefficient de variation (CV %) suffisamment bas dans la série basanito-lamprophyrique (g, h, i), pour que l'on tienne compte ici des concentrations en Co, notamment au niveau des rapports Ni/Co et Co/Fe+Mg; le premier augmente, et le second diminue de la base au sommet de cette série. Signalons de plus que, aussi bien dans cet ensemble que dans les autres groupes du Baër-Bassit, les teneurs en Co varient peu et sont toujours sensiblement plus élevées que celles qu'avancent CARR et TUREKIAN (1961) pour des termes comparables.

On observe des concentrations relativement élevées en Cu au niveau des basanites (g), rappelant celles déjà observées dans le volcanisme triasique sousjacent; il est peut-être possible d'envisager une éventuelle relation avec la croissance du pourcentage en Cu et en apatite, généralement minéral hôte de cet élément.

C'est dans l'ensemble du volcanisme « jurassique », que l'on enregistre les plus fortes valeurs en Zn de la région. Cette concentration s'explique aisément par la présence de biotite et d'amphibole dans ces types pétrographiques ; ce sont naturellement les monchiquites sensu stricto (i) qui enregistrent les plus fortes teneurs. L'étude de l'évolution du rapport Zn/Fe (fig. 2) montre que celui-ci augmente régulièrement, puis brusquement dans les trachytes et phonolites, depuis la base jusqu'au sommet de l'ensemble (g, h, i, j, k), les plus fortes valeurs trouvées dans les deux derniers termes correspondants évidemment à l'absence de fer ; aussi, le fractionnement ne semble-t-il

⁽²⁾ Nous avons également rangé dans ce groupe, des types intermédiaires entre lamprophyres et phonolites. Dans l'ensemble, ce groupe est de loin, au point de vue quantitatif, le moins important des différentes formations effusives du Baër-Bassit. A titre purement indicatif, nous reportons ici une estimation grossière de l'importance relative de tous les groupes étudiés, à l'exception des gabbros hôtes des filons épars, dans la mesure où leur extension n'aurait rien de bien significatif. Signalons toutefois que dans la zone où des dykes recoupent des gabbros, l'encaissant est environ 4 fois plus important que le matériel intrusif.

L'importance relative des groupes est donc la suivante : b) filons isolés : 2 %; c) complexe filonien : 22 %; d) laves en coussins du niveau inférieur : 28 %; e) laves en coussins du niveau supérieur : 13 %; f) volcanisme triasique : 6 %; g) série téphrito-basanitique : 8%; h) lamprophyres feldspathiques : 7 %; i) monchiquites sensu stricto : 4 %; f) trachytes et roches du groupe intermédiaire : < 0,5 %; k) phonolites : 10 %.

vraiment significatif que dans la série basanitolamprophyrique (g, h, i).

Sr lié à l'apatite, au sphène et au feldspath potassique, est bien entendu très abondant dans cet ensemble. Le rapport Ca/Sr diminue avec le fractionnement ; or, il décroit régulièrement de la base vers le sommet de l'ensemble « jurassique ».



FIG. 2. — Evolution des rapports Cr/V, Zn/Fe, Ba/Sr et Ca/Sr dans les différents termes de l'ensemble effusif alcalin du volcano-sédimentaire.

La quantité relativement importante de Y s'explique par sa concentration dans les clinopyroxènes et l'apatite ; à l'abondance d'apatite correspond une teneur élevée en Zr, et l'apparition de Nb en quantité suffisante pour être dosé va de pair avec la biotite des termes lamprophyriques et le sphène des phonolites (ZNAMENSKY, 1957 ; TAUSON, 1964).

Il en va de même pour Ba lié à la biotite et au feldspath potassique; on constate qu'il est d'ailleurs surtout concentré dans la biotite, car son abondance est surtout nette dans les monchiquites *sensu stricto* (i), les trachytes hyperpotassiques (j) étant bien moins riches en Ba. Le rapport Ba/Sr qui décroît avec le

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

fractionnement, diminue progressivement dans l'ensemble effusif lorsque l'on va vers son sommet (cf. fig. 2).

Notons pour finir, que cet ensemble enregistre des teneurs dosables en La, en liaison avec sa richesse en sphène et apatite où se concentrent davantages les terres rares légères que les terres rares lourdes (KHO-MYAKOV, 1963; TOWELL *et al*, 1965).

Conclusion à l'étude de la distribution des éléments en trace

Deux séries présentent des phénomènes de fractionnement : tout d'abord la série lamprophyro-phonolitique $(g \ a \ k)$, et, à un moindre degré, les dykes du complexe filonien (c) avec les laves en coussins qui leur sont directement associées (d).

Les laves en coussins du niveau supérieur (e) forment un ensemble particulier.

Les laves triasiques (f) se rapprochent par certains côtés des laves en coussins du niveau inférieur (d), voire du complexe filonien (c), et présentent par ailleurs une tendance calco-alcaline qui les fait coincider, pour certains éléments, avec la base du niveau téphrito-basanitique (g).

Curieusement, les dykes isolés recoupant les gabbros ne semblent pas présenter, comme on aurait pu s'y attendre, une série continue avec le complexe filonien et les laves qui le surmontent. Ce point reste non expliqué, car nous ne savons pas si cette différence est liée à une contamination des dykes par le matériel gabbroïque traversé (il est en tout cas certain, que par leurs différentes teneurs en élément-trace, les dykes isolés sont intermédiaires entre les gabbros et le complexe filonien), ou s'il s'agit d'une série totalement indépendante du complexe filonien.

Pour terminer avec ce chapitre, nous avons placé sur les trois diagrammes de la figure 3, deux points extrêmes (3) de la série des terres rares (Ba pris pour point extrême des terres rares légères, et Y pour les terres rares lourdes ; La a été laissé de côté en raison des variations fréquentes qu'il présente et qui tendent à fausser les courbes obtenues). On constate que l'ensemble (b, c, d) et même (e) sont bien des séries tholéitiques, les manifestations effusives du Trias présentant une tendance calco-alcaline, et l'ensemble

⁽³⁾ Seul l'échantillon 72099 (lave en coussin du niveau supérieur) a été dosé plus à fond par J. MONTIGNY (Géochimie IPG Paris) ; les valeurs obtenues sont les suivantes : Ba : 30 ; Ce : 3,3 ; Nd : 2,59 ; Sm : 1,03 ; Eu : 0,41 ; Gd : 2,76 ; Dy : 2,29 ; Er : 1,35 ppm.



FIG. 3 A. — Distribution de Ba et Y dans la partie effusive de l'assemblage ophiolitique.

Nota : courbe 72099 (1) dosage Ba et Y. BRGM. courbe 72099 (2) dosage des Terres Rares. (J. MONTIGNY. Géochimie IPG. Paris). FIG. 3 B. — Distribution de Ba et Y dans les manifestations volcaniques triasiques du volcano-sédimentaire. FIG. 3 C. — Distribution de Ba et Y dans le volcanisme « jurassique » du volcano-sédimentaire. volcanique jurassique $(g \ge k)$ correspondant \ge un domaine alcalin.

CORRÉLATIONS ENTRE ÉLÉMENTS

Vingt-trois variables (10 éléments majeurs et 13 éléments en trace) ont été corrélés dans les différents groupes de roches envisagées.

Les résultats des 253 corrélations obtenues figurent dans les tableaux XIV à XXIV ; ces différentes corrélations ont été contrôlées, au niveau des éléments en trace, sur terminal au moyen du programme BMD O2 qui fournit, pour chacune d'entre elles, la courbe obtenue.

Il apparaît d'emblée, pour quelques éléments tels que Ba, La, Zr, une relative inhomogénéité des données imputable, soit aux diverses techniques d'analyses utilisées (les différents laboratoires, BRGM, CRPG, ORSTOM, ne donnant pas le même seuil de sensibilité pour un même élément), soit à la présence, dans certains groupes (laves en coussins des niveaux supérieur et inférieur, monchiquites, trachytes), de roches à caractère transitionnel entraînant des relations sans signification entre en nuage de points et un point isolé. Ces corrélations ont donc été supprimées ; celles qui ne présentaient pas ces caractères ont été intégralement retenues et sont reportées, pour chacun des 11 groupes, dans les figures 4 à 14.

Gabbros

Le regroupement le plus important Mg, Fe, Cr, Ni et Cu correspond à l'olivine et à ses inclusions de spinelle chromifère. Dans ce groupe, Cu appartient à l'association Ni, Cr, s'opposant ainsi au groupement Ti, V, Co réparti dans les pyroxènes et les magnétites. Au niveau de Co, l'opposition Co-Mg entraîne une corrélation positive Co-Na sans apparente signification. Si l'on observe le comportement de Co dans les gabbros et les filons épars qui les recoupent, il apparaît au niveau de ce dernier groupe une liaison Ca, Co pouvant s'interpréter comme le résultat d'une concentration de Co dans les pyroxènes. Cette même position de Co se retrouve aussi dans les gabbros, mais de façon plus discrète.

Dykes épars

Deux liaisons positives isolées sont bien marquées : Cr, Ni d'une part, Mg, Cu d'autre part. On retrouve dans les dykes épars, le même type de groupements que dans les gabbros, quoique fragmentés, peut-être en raison du peu d'importance de l'olivine. Cu appartient également dans ce cas à l'association Cr, Ni.

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

Le groupe Fe, Ti, Mn des minéraux opaques est mieux individualisé à ce niveau, en raison de leur relatif accroissement.

Les mêmes corrélations apparaissent dans les gabbros et les filons épars, avec de plus, pour ces derniers, une liaison entre Ca, Co et Sr, et une opposition de V à tous les éléments et notamment à Ti et Fe, rendant difficile l'analyse de son minéral hôte.

La distribution des différentes corrélations semble établir une certaine parenté entre les gabbros et les filons diabasiques épars qui les recoupent.

Complexe filonien

La liaison positive Si, K est le signe d'une contamination qui s'exprime au niveau de certains filons coalescents formant le complexe filonien. B est intéressant à suivre, car il semble entrer dans les sites Al, mais être également à rapprocher des phases hydratées, notamment dans les dolérites quartziques où ses teneurs sont les plus élevées.

Le groupement Cr, Co, Ni, Y (entraînant V et Zn) se dégage nettement et doit correspondre aux pyroxènes, majoritaires dans ces roches, bien qu'aucune corrélation significative n'apparaisse pour Fe et Mg, ceci - probablement en raison du pourcentage élevé en minéraux opaques dans ce groupe.

Les valeurs de Cu sont très variables et leurs écarts sont sans doute imputables aux diverses techniques des laboratoires d'analyse ; cependant, si Cu est d'une part corrélé positivement à B et Na, il présente d'autre part des affinités avec V et Mn, ce qui différencie le complexe filonien des deux groupes précédents au niveau de cet élément.

La liaison P, Mn, Cu, Co ne paraît pas significative.

Laves en coussins du niveau inférieur

Le groupement Ni. Cr, Mg, Ca correspond aux pyroxènes ; c'est le plus important et il s'oppose à Fe, Ti, Mn, V, Co, Cu, qui se concentrent dans les titanomagnétites. On remarque qu'ici Cu appartient à l'association Fe, Mn comme c'est le cas pour le complexe filonien.

On constate par ailleurs que pour tout un groupe d'échantillons situés dans la partie orientale du massif (cf. fig. 1), et considérés comme appartenant au niveau inférieur des laves en coussins, des éléments tels que B, Sr et Ba pour les traces et Ti et P pour les majeurs, présentent plus d'affinités avec les manifestations volcaniques triasiques du volcano-sédimentaire qu'avec l'ensemble dont ils paraissent, sur le terrain, faire partie. Les corrélations positives, très fortes, enregistrées au niveau de ces éléments, sont vraisemblablement renforcées par la présence de ces échantillons (72315, 72317, 72319, 72323 et 72326) et ne sont, de ce fait, peut-être pas très significatives pour le groupe pris dans sa totalité ; ceci conduit donc à se poser le problème de l'appartenance réelle de ces 6 échantillons au groupe des laves en coussins du niveau inférieur. Il faut de plus faire remarquer que la corrélation la moins significative bien que fortement positive concerne Ba pour lequel seule une forte valeur s'oppose à un nuage de points.

Laves en coussins du niveau supérieur

Le groupement le plus fort est celui de Cr, Co, Cu, Ni et Ca; il correspond à une concentration dans l'ensemble pigeonitique et s'oppose à Al, Na et K compris dans le verre analcimique.

L'échantillon 72099 indique pour B, Cr, Ni, Cu, et plus discrètement pour Zn, un net enrichissement ; cet enrichissement qui joue aussi pour Ge, As, Sn, Sb, Ba, La, W et Pb, affecte des laves qui sont en liaison directe avec des « terres d'ombre », formation argilo-magnésienne et ferro-manganésifère précisément riches à l'exception de Cr en tous ces éléments. PARROT et DELAUNE (1974) ont expliqué cet enrichissement au niveau des terres d'ombre et des laves en coussins associées, par une migration et une concentration de ces éléments à l'apex de la masse magmatique dont ces laves (et les terres d'ombre) seraient issues.

Manifestations effusives triasiques du volcano-sédimentaire

Il apparaît un groupement Cr, Ni, Ca, Mg (et accessoirement Zn) pour les augites, et une association Fe, Ti, Mn, Cu pour les titanomagnétites. Ce groupe se rapproche du complexe filonien et des laves en coussins du niveau inférieur pour le comportement de Cu qui appartient à l'association Ti, Mn, alors qu'il se lie à Ni, Cr dans les gabbros, les filons épars, les laves en coussins du niveau supérieur et, nous le verrons plus loins, l'ensemble alcalin du volcanosédimentaire.

L'association Ti, P, Zr traduit la présence d'un peu d'apatite et de sphène, Ti et Zr pouvant rentrer accessoirement dans les ferro-magnésiens.

Il paraît difficile d'analyser le comportement de B et V; quant à Y, ses valeurs sont, pour la plupart, inférieures à la limite de détection des appareils.

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

Manifestations effusives alcalines du volcano-sédimentaire

Série téphrito-basanitique à analcime

Pour ce groupe et pour l'ensemble de la série basanito-lamprophyrique, le trait dominant est l'opposition feldspaths-ferromagnésiens ; cette opposition se retrouve dans les trachytes ; seules dans l'ensemble alcalin, les phonolites ne présentent, à ce sujet, rien de bien significatif.

Le caractère alcalin des feldspaths se traduit par de fortes liaisons Si-Na (accessoirement Al-Na), et une opposition Si-Ca, voire Al-Ca.

Dans les téphrito-basanites à analcime, les éléments indiscutablement liés aux augites considérées comme titanifères d'après leurs critères optiques, ne présentent pas de corrélation significative avec Ti ; en revanche, l'association V, Cr, Co, Y, Zr est nette, Zr entrant *pro parte* dans les pyroxènes, et, avec Y et Nb, dans les sphènes.

Dans ce groupe et dans tous ceux qui vont suivre, la forte opposition Na-K entraîne des corrélations positives de certains éléments avec K ; ces corrélations ne semblent pas avoir beaucoup de significations, puisqu'elles sont essentiellement induites par l'opposition qui existe entre les alcalins.

Ti, Nb, Zr et également Y et Mn paraissent devoir entrer dans les sphènes, alors que l'abondance en magnétite se traduit clairement par le groupement Fe, Ti, V.

Dans ce groupe et dans l'ensemble de ceux qui vont suivre, se pose le problème de la nature des liaisons que présente B ; en effet, cet élément est lié à Ti, Fe et s'oppose à Si, Na, et ne semble pas de ce fait, se placer dans le site Al des feldspaths. Dans les lamprophyres feldspathiques qui surmontent les basanites, B est effectivement lié à Ti, Fe, mais aussi à V, Co, Cu, Zn, Mn et Mg, s'opposant à Si, Al et Ba. Il est probable que des corrélations de même type existent dans les monchiquites *sensu stricto*, mais la présence dans ce groupe, d'un échantillon à caractères un peu aberrants (échantillon 71051), enrichi en B, Zn, Zr, Nb et La, empêche toute corrélation valable au niveau de ces éléments.

Dans les trachytes où les minéraux ferro-magnésiens sont peu nombreux, B indique une liaison avec Zr, et dans les phonolites, la liaison s'établit avec Cr et Ni. Ce sont donc dans l'ensemble des corrélations bien différentes de celles que l'on pourrait attendre avec Al. On est donc en droit de penser, comme le signale OTROSHCHENKO (1967), que dans tout cet

310 $\mathbf{C}_{\mathbf{C}}$ 71 Cu Ζa \mathbf{Sr} Zr 25) 20 Ŀл A1203 Fe0 v 1in0 MrO. 0a0112,0 Cr к.,э Tio. $\mathbf{F}_{2}\mathbf{G}_{2}$ T -18078 (-+46125 s102 -.09450 .33720 .18852 (6) •\$7289 3) ~.15049 .04320 .000005 .35973 -.56035 .999999 .000005 .57266 .000005 1.00000 · 20440 .034]A 3) -.01463 ~.22642 (6) 1 39629 -.83957 (6) -.12515 63 6) 21 .000005 A1_0; -.09450 -.45775 1 51 -.01967 (h) --06780 (6) -.40658 -.28980 -.67013 --99998 (2) .000005 .61296 .000605 -.31295 (3) (3) (5) 1.00000 --763н3 I 5) --52502 •50572 6) •49851 (6) -- 54607 -.55004 .42683 -.46710 61 61 61 31 Fat • 20446 61 -.59007 (b) 1.00000 •99993 (3) •36481 (51 .82613 (6) +29059 -.15254 (6) -.17465 (6) •14998 (6) -1.00000 -00000s -.25664 .16097 -.20003 .59712 (6) ++ 3537 •#4502 ·11095 -.99604 .000003 (3) (3) .000005 .59829 •0341P 3 -.5560+ .43154 .88224 .94993 1.00000 -.93112 ·15155 -.99130 -.77203 .84883 -.87262 1 31 .99319 .83874 3} -- /4801 .94289 31 -- 47824 .06000\$.000005 -.99701 .009005 .3994] .000005 23 11 31 31 .000005 ٧ -.01463 -.76343 ,-80006 364#1 -+43112 1.00006 •43514 -+8+140 (5) -+35518 (5) -.84348 •61345 -.53688 -.513)5 (51 -.97957 •64782 •75644 1 51 .80322 (5) .008005 .90013 .000005 •11783 .000005 31 iin0 -+ 72642 --52502 -,21399 •#2613 6) •43154 •63516 (5) 1.00000 -.11437 .19656 • 33883 (61 +41109 (6) -1.00000 -.50000 .0000045 .000005 (3) -.00340 ---00920 18240 .23661 -.1292A •61162 () -00000\$ 3) +41422 61 • 15625 1 61 +42883 •88224 (3) -.11537 (6) -.85544 -.70712 ∐c0 ·29059 -.84140 1.00000 •09465 .97865 .83170 A3005 •99634 31 -.72271 -.92742 -.7A265 1.00000 -000005 -.84319 .080805 (3) (3) -18443 .000005 61 61 t •15155 -.83957 (6} .50572 Ca0 --15254 (6) -+35518 .19656 •09465 1.00000 -.30308 .09040 -.2264A -.05817 +05359 -.41114 .28206 1 41 .000005 -.22752 .000005 .000005 .20517 -.48735 (5) -1.00000 61 +50006 (5) 1/420 --12515 -.46710 -+25664 t 6) --99130 (3) .97816 .080005 (3) (3) -.00340 -.85544 ~+30308 (6) 1.00000 -,92420 (6) +95522 -.52054 -.62522 -.90310 (3) •61419 (6) •65759 (6) .90583 1-06000 .000005 · 32479 .000005 .35973 +18897 .49851 - 848A3 -.84348 (5) -+21399 -.96007 -.80541 .000005 (31 (3) $C_{\mathbf{r}}$.97865 .09040 -- 82698 1.00006 -.02036 .000001 -.92420 1,00000 +68833 6) •71729 61 -99982 -.79385 -.84493 .000005 61 . 6) 61 6) . 31 61 61 21 3) Co -.13078 -,45775 --20003 --87262 -61345 (5) -.00920 -.79712 (6) -.24743 . 140.005 -.22648 (6) •95522 ·83224 ·000005 .50194 (51 -,82698 (6) 1.00040 -.99785 t 31 +53106 .50052 **.**87811 -++0571 (61 1.00000 .000005 ł, 1 61 1 61 21 31 -.01987 -.87151 .33720 .59712 •942A9 +83170 (6) -.05817 1.00000 -.91431 .000005 :11 -+53688 (5) +18240 1 61 .68833 -.29743 1.00000 •96360 (Б1 .47222 -.32672 (6) , 57432 .000005 61 -•51315 (5) -18852 (61 -.06280 .63537 •99719 +23681 .83005 -.40571 1.00000 .49648 -.98120 .090005 (3) (3) .000005 Сa •05359 (6) -+62522 ,71729 (6) ,96360 (6) -.50913 (6) -.77197 -.41029 (6) 1.00000 -3215v .000005 61 6) 31 -.00658 (31 -.99785 -+79412 +0000ns (3) (3) -57289 -84502 (3) •83874 (31 -•97957 (3) -.12928 (3) •99634 -.41114 (3) -.90310 ,99982 (3) .000005 .97222 1.00000 •83422 (3) Zn .89648 -.98878 -.99363 -.99702 -00000s •00000\$ ł 3) 1 31 i 31 3) 31 33 11 •000005 Sr -.48125 -.28980 (6) •64782 .11496 -.74801 -61162 -- 72271 .28206 .61419 -,79389 •53106 ~.47752 (6) -.50913 (6) -.98878 (3) 1.00000 (6) .85005 (6) •77588 -1-00000 •00000S •69445 (3) .18859 .00000\$ (3) --56035 -.31800 --17465 (6) -.77203 .75544 -33883 6) K.0 .65759 -,88993 -.92742 .20517 .50052 -.82151 -.77197 -.99363 .85005 1.04000 -67751 -1.00000 -000005 .72058 .000005 -.256B4 .0000005 1 SI 6) 6) 61 6) 61 21 3) 3) 31 5) 61 -.67013 Ti02 -.15049 •14998 (61 -.87824 (31 +80322 •41109 (6) -.78265 -.24516 - 41029 -.49702 •67751 1.00000 .99998 (5) .905#3 .87811 -.32672 •77588 (6) .000005 .03853 .000005 (3) (3) .47957 .000005 -.90007 6) 6) 31 51 --99998 -1-00090 .000005 000000-1- #00000+ 1.00000 -1.00000 1.00000 1.00000 000005 -1.00000. -1.00000 (2) • 99998 2) 1.00000 P.05 1.00000 1.00000 1.00000 .000005 .000005 .000005 .000004 .000005 2) 11 6 51 1) 2) 1) (.00000% .000005 .000005 .000005 +000005 .000005 .000005 (31 .000095 1.00000 (1) { 3) +000005 +000005 (3) (3) Ŷ .000005 .000005 .000005 .000005 .000005 .000005 .000005 .000005 .00000\$.080005 .000001 .000065 3) 31 33 31 3) 3) 31 3) 31 •94320 (3) •61296 (3) -.99604 ---99791 (3) .90013 Zc -.50000 (3) -- 84319 -.22752 .97816 -.84541 (3) .43224 3) -.91431 -.98120 -. 79412 . 69445 .72058 .83863 .001005 .00000\$ 1.00000 .00005 -.32733 t 31 .000005 าร์ ł - 11 1 3) ſ 31 30 .000005 +000005 (3) .000005 .000005 .0000051.00000 (3) 1 3) .000005 .000005 .000005 .000005 .00000s .000005 .001005 .000005 (3) .00000S .000005 .0000065 .000005 .000005 .090005 .000005 1 11 .000005 1/h +000005 31 Ċ 3) 31 31 3) 31 31 31 31 t 31 31 ંગ .39941 .57266 +54824 (51 .11783 •4)422 • 5) •18443 -.48735 132479 -.02030 •50194 51 .52432 .32159 •6342? •18859 (5) -.25684 t 5) •47957 (5) -.32733 .000005 (3) (3) .000005 Ea .00000\$.00000\$ 1.00000 5) 11 3) 31 .000005 .00000\$ • 000005 1 3) -000005 (3) .000005 .000005 .00000\$.00400S .000005 .000005 .00000s •00000S .000005 .00005 .0000005 .000605 .000005 +000005 .000005 .000005 .000005 .00000\$ 1.00000. 31 3) 31 31 3) 31 A \$ INDICATES THE COEFFICIENT IS NOT COMPUTED DUE TO A ZERO DIVISOR. A ZERO IS INSERTED. A 5 INDICATES THE COEFFICIENT IS NOT COMPUTED DUE TO A ZERO DIVISOR. A ZERO IS INSEPTED.

CONNELATION MATHIX ISAMPLE SIZES IN PAPENTHESES

TABLEAU XIV. — Coefficients de corrélation des gabbros (a)



FIG. 4. — Gabbros lités (a) recoupés par les dykes diabasiques épars.

TABLEAU XV. — Coefficients de corrélation des dykes épars (b)

			•031	835NI 5I C)8 37 ¥ • 805	IAIO 0692	∀ 01 3ha u	IJTU9MOJ TU	N SI INHI	THE COEFFIG	S314010N1	5 V	• 0 31	835NI SI O	93X A +902	IVIO UNIZ	n DUE 10 A	31U9M03 10	N 51 1N313	THE COEFFI	2 31ADICATES	5 ¥	
00149.L (E)	\$06000°	(E) \$09000*	(C)	\$00000.	\$00000°'	(E) \$90000•	(E) \$00000*	(E) \$00000•	(E) \$00000•	(E \$00000•	500000°	(E) \$U00000*	(E) \$00000•	1E	(E) \$00000•	(C) \$00000•	\$00000• ³	(E) 500000•	(E) \$0000¢*	(E) \$90000*	\$00000°)	(£) 500000*	ъI
(E) \$00v00•	49) 00000-1	(E) \$00000•	(C) 86575	(E) 00000•t	(2) (2)	(9) (9)	(9) 27892°-	(9) 05251•~	(E)	(9) 75604 -	(9) ••01053	469[2 (ð)	(9) 8£777	(9) (9)	(9) 1960£•-	(9) 905[[•-	(9) 19177*	(9) †6689•-	A⇒RE0. (E)	(9) 26925•	(9) 7/858-	(9) 60625°	τg
(E 1 \$90000*	\$00000 ·	(£) 1°0000	(£) \$00000*	(E) \$00000*	(2) \$00000*	(C) \$00000*	(F) \$00000*	(E) \$0v009*	(E) \$09090*	(E } \$0000Q*	(E) 500000•	(E) \$60080*	(E) \$00000*	(E) \$00000•	(E) \$00000•	(E) 500000•	(E) \$00000*	(E) \$00000•	1E) 500000-	(C) 500000-	(E) \$00000-	(E) \$00000*	٩IJ
(E) 300000-	(E) 86595	(£) \$00000-}	00000.1 (E)	(E) 86575-	(2) 1-00000	(C) 22550	(E) 98815	(E) 1167 1	(5) (5)	(E) 59092*	(E) *6356*	(E) 99 989 •	(E) 95666*	(E) (E)	45190. (5 })	18 21915'	(E) 61981•	(E) 2650E•	(E) 05978"	(C) 20000-	(E 19158•	01920 (E)	
(C) \$09000*	(E)	10 500000	(C) 86575*-	(E) 00000*I	(? } 00000•t-	(E.) (E.)	(C) 55865*-	(E } [297[•-	(E)	85051. (E }	(C) +0202	(E) 26786*-	(E) 07025	59757 (E)	(E) 90028	(E } 19297•	(E) 85024•	(C) 98596•-	(E) 97860•	(C) St968+	(C) 60520	(E) 29258•	r
(2) \$00000*	(2) 00000*1~	*00009* (5)	1.00000	1.06000	(2) 1*00000	00000.1- (S)	(2) 1*00000	09000-1 (S)	00000.I- (5)	(2)•00000	12) • 00000	(2) 1*00000	(2) (2)	(2)	(2) 1.0000	-1+00000	12 } -1*00000	(S)	00009.1- (5)	(2) (2)	(2) (2)	(2)	50 ² ₫
200000. (2 }	(9) 16892*	200000. (F)	(C) 22CS0*-	E0908- (E)	(2) (2)	00000-1 19)	(9) *//9[(9) 12705-	амр <u>с</u> е.) (с.)	(9) 21295	(9) (9)	(9 1 97025*	59595 (ð)	(9 (9)	(9 20065•)	19 } 42624+-	(9 /1718-)	(9) 66092*-	(C) 76265•	(9 25722°	7AC05-,	(9) 67/95*	lto ^s
(£) (£)	54£95 	*00000*	88812 (E)	(C) 5586%*-	(Z)	(9) 7225[•-	00000+T	(9) 209590	(ሮ ነ ዐታሄርፈ•ቍ	(9) E tozs•-	(9) 62762 - -	RESTE.	(9 } †[E5+•-	(9) (9)	(9) 2587E•	(9) 88965 *-	(9) LIEE6+-	(9) 56997,	(C) †1216*-	(9) 170(1	(9) 66[87"-	СОАА5 (д)	k ⁵ o
1E) \$00000*	19) 05251	1E 7 500000*	11647	12941	(Z) 00000°T	(9) 11765 •	{9 } 27759*	19 } 00000•T	(E) 22506*-	(9) 56276*-	(9) 99567	(4 59#EL•	(9 } 92250 •-	(9 } 95159+-	68888. (4 1	(9) 6[[28•-	(4) E7075*-	(9) 66091	(£) 60766 - -	(9) #0990* -	(9) 69916*-	(4) (4	ag
(E) \$00000*	(E 1 *5282*-	(C) 500000-	(E) 19656*	(Ľ) *SLR2*-	(2) 00000*1-	08855. (E)	(E) 97962*-	(E) 22506	00700-1 (E }	(C) 95216*	(E) 55966*	(E] 96197-	{E } 05296*	(E) 84277	(C) +553	(C } ESTEL-	(E) 06957-)	(E) 44529-	(E) 00976•	(E) (E)	(E) 89496•	(E) 09552*0	uZ
\$00000* (E }	(9) 25600*-	{£. }	(C) 59092 •	85921. (£)	90000.1- (5)	(9) 11295°-	£1072 (ð)	(9) 56276 - -	(C) 95216*	(4) 1•00000	(9 } \$1562*	(9) 01202°-	(9) 15102 •	(9) 07405°	(4) EIE68	(7) 21796°	(4) [5265+	(9) 15662•	(C) 58566*	(9 (9)	(9) 16656*	(4) SHE25*-	ng
\$00000.	E5010	16 J	46366°	(E) 40102	(Z) 00000•1-	(9) 27(20	624EL	(9) 97867*-	(C) 59966'	(9) 8[562•	(9) 1•0000	(y) 0#990*	(9) 62668•	(9) *0\$295	19) 19) 19)	89145. 18)	(9) 78595•	(9) 12150	(E) 59696*	(9) (933-)	(9) (9)	(9) [598E•	TR
(£) \$00000*	(9) *69[5*-	(£ } \$00000-	(C) 95789°	(E) 26#96 *-	(2) 00000*1	8405 8 . (3)	(9) (9)	(9) 594EL+	(E) 961550	(9) (9)	(9) 0+940•)	(9) 1*00000	(9) 2686 1 •	(9) 52519*-	(9) CISSQ.	86888+- (9)	(9) 12805•-	(9) E90HI•	AEAEI. (E)	(9) 55002	(9) 86550	(9) 84951-	٥٥
(E) \$00000*	19) 0E775*-	1£) \$00000*	(E) 95666*	(£ } 07025*-	(2) 7*00000	{9 } 29265 -	(4) 7[£57*-	45748 1	(E) 05196°	(9) (9)	(9) 626 68 •	(9) 26861°	(9) 00000*1	(9) SIE60*-	(9 } 1107[*	(9) [9][2]	(9) 952910	(9) (9)	7566я.) (С)	(9) +2250	(9) 6926[•-	(9) 22551•	aŋ
(E)	(9) 25607°	\$00000*)	(C) 51841'-	29757	1.60000 (S	(9) 69822°	25850•)	(9) (9)	(E) 82277'-	(9 07205°	59540 · 1	(9) 52519*-	(9) SICoO*-	(9)	(9) 52/9 /*-	(9) (920E•	(9) 69260 - -	(9) SE19E•	(E) 57672*-	(9) 07017°-	(9) 22591°	(¥) 67[12*-	0 ² 121
(E) \$00000"	(9) 1960£•-	(£ } \$00000*	4E[90•]•	40078 15	(2) 1*00000	(9) 20065•	19) 25875•	96998. (8)	(E) 76[22*-	(9) 81868 - -	(9) } 22170*-	(9) E1558*	(9 } [[07[•	(9) 52737	(9) 0000u*t	(9) 88[62*-	(9) 76196	(9) †[86[•-	+0452 (E)	(9) 20600•	(9) 01495	(9) 74657•	0750
(£) (£)	(4) 907[[. -	200000°	(E) 21015"	{C } 19279•	12) 1•00000	(9) 7/6/7°-	(9) 88965 *-	(9) 61129*-	(E) Estel*	(9) 21796 •	89145 .)	REE80	(9) •531#3	(9) (930549	(9) 99162	(9) 1•00000	(9) 25955*	(9) 2027[•	1E) 50616•	(9) 09601•1	(9) 87612•	(4) 50065	03II
(E)	(9) 19147*	200000. (E)	61881. (E)	82057. (C)	(2) -1-00000	(9 } 11716-	(9) LIEE6*-	(9) E+0+5•-	(E) 06955*	(9) IS267•	(9) 98595•	(9) (9)	(9) (9)	{9260*-	(9) #6156	(9) 25955•	(9) 00000•1	(9) 96839•	(E))	(9) 97798•	(9 } 27587*	(9) 50226*	04M
(£) \$00000*	(9 } 766£9°-	(£ } \$00000*	(E) 2650E*	1E } 98796*-	(2) 1*00000	(9) (9)	(9) 56997"	(9) 66091	(E)	(9) 25082•	(9) 12150*-	(9) £9091•	(9) (9)	SETCE.	19) †[86[*-	(9) 2027[•	(9) 96889	(9) 1•0000	87695 (E)	(4) (4	(4) 92691 - -	(4) 97927 -	¥
1E) \$00009*	948ED.	200000°	62918. (E)	(E) 978EQ•	00000.1- (5)	(£) 96265*	(E) 7[2[6"-	(£) 60766*-	(E) 00946•	(E) 58566*	(E) 59696*	REBEI.)	(E) (E)	(E) 97512*#	1E) +0925•-	1E } 506 [6+	82057. (£)	(E) 89662	(C)	(6)	(C)	(C) 81555•	ε
204000. (E)	(9) 26925*	(C) \$00000-	(£) 20000•	1E) Slata,	00000+1- (S	(9) 25722+	(9 /7012	(9) 70550 - -	0#185+ (E)	(9 06206•	(9 (9) (9)	(9) 5902-	(9) 72850*-	(9) 0 70 [5•-	(9) 20590•)	(9) •10360	(9) 99998-	(9) 25866*-	, e)	00000•I	(9 09956•	(¥) 92609*	D⊕T
(E) \$00000*	(9) #2856*	(E) \$00000•	(E) 191580	(E) 60520*-	10000•[-	78£95• (A }	(4) 66[87*-	(9) E99IE•-	([} 89796*	(9 16656•	(9) (9)	(9) 86550°-	(9) 69261*-	(9) 22591 •	(9) 02798 	(9) 87612•	(9 27567•	(9) •17659	(E)	(4)	(9)	(9) (9)	£05tr
(C) \$04000*	(9) 60625°	(E) \$00000.	07850 15	(E) (E)	(2) -1*00000	(9) 6#295*	E0885	19 19 19	(£) 09552•	19 } 586525*-	(9) [5986•	(9) (2951-)	(9) (9)	(9) 67[[2•	(9 } 79657•	19) SUDES	(9 50226•	(9) 92722 •-	(E) 91555+	(9) 92609*	(9) 98100-	00000.I	2 ⁰¹⁸
ыI	rg.	qII	az	ŗ	50 ² 7	2 ₀₁₁	0 ⁷ 3F	лg	uz.	ng	ŦſĨ	op	ag	0 ² vn	000	0 ² K	Ouli	Δ	æ.	09X	≤05 LA	2 270 ⁵	

CURPELE SIZES IN PARENTHESES! CURPELETION MATRIX

La Al Fe Ba Nb Zr Y C Za		a K Fi P B V	La Si Ba Nb Zr Y		N (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1) (1)	La Ba Nb Zr	Si A			La Si Ba Nb Zr Y Sr		
Ba Nb Zr Y Sr Zr Zr Zr Zr Zr Zr Zr		■ K F P B	La Si Ba Bb Zr Y Sr			La Ba Nb Zr Y	Si Ai			La Si Ba Zr Y Sr		Mg Ca Na TT P B Co Cr V
La Si Al Ba Nb Zr Y Sr Zn		a Na K P B √	La Si Ba Nb Zr Y Sr	Al Fe Mn P Zn Cu Ni		la La S Ba Nb Zr Zr Y	Si A	B B Cu Ni	Mg Ca Na K Ti (1) Co Cr V	La Si Ba Zb Zr Y Sr		Mg Ca _{Na} K Ti P Co Cr B
La Si Ai Ba № Zı Y Sy Zı	Cr Cr Cu Ni Co (Na K Ti P B	La Si Ba Zr Y Gr	Al Fe Mr Co Zn Cu Ni		Va La K Ba Fi Nb P Zr B Y	Si A Sr Zi			La Si Ba Zr Y Sr		Mg Ca Na K Ti P G V B
La Si Ai Ba Nb Zr Y Sr Cu	Fe Mn M9 C Zn (1) Nii Co Cr (1)	Aa Na K Fi P V. B	La Si Ba Nb Zr Y Zn			Na La K Ba Ti Nb P Zr B Sr	Si A	I) Fe Mn Y Ni Co	Mg Ca Na K Ti (1) Cr V B	La Ba P Y Sr Zr	A Fe Mr Zr Cu Ni Ca	Mg Ca Na K Ti (1) B
La Si Al Ba Zr Y Sr Zh Cu	Fe Mm M9 C ND Ni Co Cr (Xa Na K Ti ₽ B	La Si Nb Zr Y Sr Zn	Al Fe Mn Ba Cu Ni Co	Mg Ca [[[(2)] Cr ▼ [ta Ba K Nh Fi Zr P Y B Sr	Si A	I) Fe Mn La I Ni) Co	Mg Ca Na K Ti P Cr V B			

FIG. 5. — Groupe des dykes diabasiques épars (b).

Nota : Corrélations non retenues dans les figures 4 à 14 :

(1) trop peu de dosages;

(2) la moitié ou plus de la moitié de dosages inférieurs à la limite de sensibilté de la méthode ;

(3) corrélation entre un nuage de points et une seule valeur nettement différente ;

(4) la moitié ou plus de la moitié de dosages supérieurs à la limite de sensibilté de la méthode.

CORRELATION MATRIX (SAMPLE SIZES IN PARENTHESES)

710-Zr LeĊr 111 3r 5.0 $P_2 O_F$ nb Eo. S10, A1,03 Fe0 EnO CaO No.C Ωo Ciz Zn 12970 - 19865 +41961 .00159 3102 1.00000 -.13621 .89533 -+[1151 (10) • 72055 81 •40191 5) .73605 (5) -12048 (5) +11536 ~.46214 (5) -.78328 -.12076 .796+0 5) --54032 (7) -.16355 (10) -.56658 .33288 .41671 .11741 101 101 10) 10) 10) 5) 10) 101 •16950 •0+873 -.53084 -.26592 -.31378 -.19276 A1203 ~.78324 1.96900 -.10011 -.26899 .23610 -.05924 •67058 71 ~.05552 t 101 .72960 -.49226 (10) +06895 -,46997 +11156 -.62534 .21045 .04541 -.49828 101 51 t 5) ۲ 10) 101 T. 10) 81 5) 51 5) 1.00000 -.(7769 ())) Fe0 ~.12076 -.05924 .70477 (5) •32544 (71 -.09614 (10) -.53440 (10) -.13949 -.11528 (10) -.32654 (10) -,29998 (10) -.43662 (10) ,05089 (101 .63434 (5) --+7062 (10) .39033 •01341 *•40465 (5) -.26202 --01113 .61749 --.74018 (71 - 1 (10) ſ B .78660 .76477 1.00000 •21478 (5) -.97563 -.10011 (5) .13076 --54842 -.09644 ,27822 •17758 (5) .64282 (5) .85228 (51 .86290 (5) -.79977 (5) .40757 •73950 51 .62578 .66965 •93750 •21503 (5) -.71210 --.74897 t 51 . (V ~.59832 •6705a .32544 -2147A .88846 71 •48972 71 .07733 .30756 +03992 7) -.38713 -.28436 1.00400 -.11724 .65537 .44296 -.21639 -,50959 .09694 .10594 .82451 (5) .37363 1 51 +97171 •90328 7) 7) 71 71 51 71 7) 51 5) 7) 10477 ++05552 ()01 • 39528 { En0 ~.16355 -.09614 (10) .13076 -88840 71 1.00000 •32621 ()0) -.40316 1 10) .44864 .01629 (10) .30535 .81144 -.16081 .15913 .44866 ~.41183 .76793 .26362 (5) .46585 (5) .00619 • 35368 (51 101 101 51 101 (51 ¢ 101 1 101 1 101 ٢ 81 , 24675 160 -.13621 --54842 (5) 1.00000 .16950 -.53440 -48972 (7) -.09828 .47353 (10) -.13991 (10) -.18762 .20508 .32621 -.04957 (10) -.62981 (5) -,33369 (10) -.35991 -.76137 •06287 -.47931 (5) •32197 (51 ·24637 -15251 (5) 101 t 10) CaO -.5605A +56733 (5) •72960 101 -.13949 (10) -.19644 (5) •07733 (7) ~.40318 (10) -.09828 (10) 1.00000 -.45438 (10) .33014 (10) -.05255 .18993 -.67259 -.20354 (5) +(6649 (10) -,55632 (10) .07927 -.49555 (8) •47140 (5) .00075 (5) -.74108 (71 -+16745 t 10) 10) 10) 10) •44864 Mag0 - 19865 (10) -.31378 (10) -.11528 (10) -.97563 (5) ·30756 .47353 (101 -,45438 (10) 1.00000 .01102 .10162 .67870 -11592 -.23470 -- 89948 .27485 -.10174 -.55142 .32356 --54325 -.95821 (5) .75624 .54189 10) ¢ 10) 10) 19) 102 1 61 51 71 .27922 (5) Cr .12970 (10) -.19276 (10) -.32454 (10) +03992 (7) .01629 (10) -+13991 (10) ·33014 .01102 1.00000 .75675 .86256 (10) .16305 (10) .2778A -.11767 -.08970 .03060 (10) -.30170 .49704 (8) *88896 (5) • 27685 •91245 -+61925 ť ¢ ÷ t 103 1 .10162 ,75675 Co +33286 (10) -.53084 -.29998 +177AA --38713 .30535 -.18762 (10) -.05255 1.00000 .78665 •22584 (\$) -.15004 (10) -,02777 .08341 (10) .46891 .86703 (8) •83496 (5) .14102 +91794 ⊷.*49]+ 1 7) ~.60114 t 101 101 . 101 51 .4167) (10) -.26592 (10) -.43662 (10) .64282 (51 -+11724 1 7) .10477 (10) -.04957 (10) +18993 (10) -.23470 (10) .86256 (10) .15970 •56320 (5) -.22676 (10) .01077 (10) •51415 (8) .95823 (5) .66225 - 73137 1 51 .78665 1.00040 -.05790 .77712 -+ 35762 10) ï 101 ŧ 10) 101 .050A9 40891 .70677 Ou +11741 (10) -.49226 (10) +95228 •65537 (7) +20508 (10) .67870 .81144 (10) -.67259 (10) .16305 (10) .15970 1.00000 -.38542 .11531 -.17658 •82157 (8) -.60057 .54684 •22226 (5) -.30429 •63455 (71 ł Ċ 51 ć 103 t 10) 101 101 101 ٢ • 46290 (5) -.89948 (5) Zn (9531 -.26899 -.20354 (5) .27788 •71727 (5) .63434 (51 -44296 (5) .44866 51 --62981 .22584 .56320 .54684 1.00000 -.59057 •78624 •42563 { 5} -.57676 -.50030 · 37+61 .67787 .91592 1 1 5) 5) t 5) t 5) 51 51 51 51 Sr ~.11151 (101 .06895 (10) -.47062 -,79977 (5) -.21639 (7) ~.41183 (10) •24675 (10) .16649 (10) .27485 (10) .03060 -.15004 (10) -.22676 -.38542 (10) 1.00000 (101 .01768 (10) -.48690 (10) -.351H7 -.28583 -,84532 +15298 (5) •48664 71 +33906 ť 51 5) -.02777 -.27504 r.20 .61961 (10) -.46997 -.0/769 ()D) .40757 (51 -.16081 (10) -.33369 -.56632 -.10174 (10) -.11707 (10) .01077 (10) +11531 (10) .37461 +01768 (10) 1.00000 .36237 -.27615 •25943 --55503 (5) •53125 (7) -.12767 .11156 .00159 T10₂ .39033 •73950 (51 •D0694 (7) +15913 (10) -.32991 +07927 (10) +,55142 (10) -.30170 (101 +08341 -.05790 -.17658 (101 •78624 (5) -++8690 (10) -.27504 1.00000 (101 .03089 ·11512 •75159 (51 -.21875 (5) -.85901 (7) -.20066 101 1 101 ¢ P205 .32055 -.62534 (8) .01341 (B) .62578 (5) •10594 .76793 -.26137 (8) -.49555 (8) ·32356 .49704 (8) .86703 •51415 (8) -82157 (8) .71727 -.35187 (8) • 36237 (8) .03089 (81 1.00000 .45255 (5) .46912 5) \$25000 (5) .01366 -.61184 ι 81 1 A) Ċ Y .40191 -.01113 (5) .66065 (5) • 21045 •82451 (5) ,26362 (5) •06287 (5) .47140 (5) --54325 (5) ,88896 (5) .63490 51 .22726 (5) .95823 (5) .67787 -.27615 1 51 •45255 (5) 1.00000 (5) (85747 (5) -.28563 +11512 -.71437 -.75136 .25943 +61749 (5) .93750 (51 •37363 (5) •46585 (5) -.47931 (5) -.95821 (5) .27685 .14102 .70677 +91592 (5) Zr +73h05 •04541 5} .00075 +66225 (5) ~.84532 (5) .75159 (5) .46912 (5) •66242 (5) 1,00000 .30321 (5) -.81581 (5) -.53355 ŧ (5) 51 ---40465 (5) -21503 t 51 •97171 (51 .39528 (5) +32197 (5) •56733 (5) -.11592 (5) .91794 +77712 .42563 (5) Nb .12448 •²³⁵¹⁰ •91245 51 •15298 --55503 (5) -+21875 .25000 (5) .85747 51 .30321 (5) 1.00000 -.40789 -.43313 (5) Ba 11536 -+49828 (7) -.24018 -.71210 •00328 .00619 -28637 (7) .75824 -.08970 -.74108 (7) •48983 --44914 1 71 --35762 .63455 (7) -.57676 •48064 1 71 •53125 -+85901 (7) .01366 -.71437 -.815A1 1.00405 -.43333 (ï 1 1 •35368 5} +.74897 (5) -+26434 -15251 (5) -.16745 (51 •59189 (5) -.61926 (5) La (5) -04873 1 5) -•58585 (2) -.60114 -.73137 -.60057 (5) -.50030 (5) ·33906 -.12767 ~.20066 -.61184 -.76136 -,53355 (5) -.40789 .48983 1.00000 e

TABLEAU XVI. — Coefficients de corrélation du complexe filonien (c)



Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

CORRELATION MATRIX (SAMPLE SIZES IN PARENTHESES)

510 ₂	12 ₂ 03	Te0	В	٧	lin0	MgO	Ca0	Na ₂ 0	Cr	Co	111	Gu	Zn	3 r	K [™] O	Ti02	P205	Ŷ	Zr	Ър	29	Ia
SiO ₂ 1.00000	-+44550 1 131	56283	83660 (10)	23108	40569	•23369 (13)	04631	21435 (13)	•23462 (13)	50731 (13)	.24917 (13)	41215 (13)	21525 (10)	57535 (13)	37097 (13)	58423 L 131	70846 (11)	13585 (10)	62374 (101	.000005 { 10}	53980 (12)	52236 (10)
AL203 -44950	1.06000	03372	• 39740 (101	.15996	• 33793	69069	.00817	.44103	34292	•33325 (13)	-+30107 (13)	.04173 (13)	+12728 (10)	- 34089 1 1.31	.20159 (13)	.30393 (13)	.21767	.29392	.03266 (10)	.000005 (10)	.00310 (12)	47226 (10)
FeD 56283	03372	1.00000	.87267	.65499	.68731		24721	03832 (13)	45801	•50889 (13)	45414 (13)	•55923 (]3)	.52869	.48930 (13)	.42163 (13)	•62196 131	.77879 (11)	.24146 (10)	.88531 (10)	.000005 (10)	.62297 (121	•55709 (101
B83660	.39740	.87267	1.00000	+45251	.75187	30080	.05769	02796	26047	.28525	31470	•50495 (13)	.1673)	•58330 (13)	.45601	+84632 (10)	.94659 (10)	.17033 (13)	.47164 (13)	.000005	•51101 (13)	•56738 (13)
V23108	•15906	.65499	+45251	1.00000	.42016	10243	44187	.19246	41459	.58485 / 15/	54943	-04413 /)5)	.60919	.26981	.23615	.64832 ()2)	.36502	.12836	•54842 ()3)	.000005	+33751 (15)	*14409 (13)
En040569	• 33793	.68731	.75147	.62016	1.00000	28099	06088	.01409	-+20068	.50607	17611	•44526	• 39472	•62054	.25089	.70241	•66424	.43713 (10)	.61500	.000005 (10)	.58860 1 21	.79130
1:60 *53366	68069	23968	30080	10243	~.28099	1.00000	.14493	21956	.72220	1726A	+61715	17403	05662	-+24873	50138	5476)	22700	48571	05440	+000805	09047	38996
(13) 0a044631	.00817	24721	.05769	44187	~.06088	•14493	1.00000	59040	.63881		•74733	00848	66545	.31941	27076	02873	+07172	.07013	08604	.000005	.17264	-34866 (101
(13) Na ₂ 0 ~.21435	•44103	03832	02796	+19246	+01409	21956	59040	1.00000	42521	01944	46844	05487	.3983.3	09923	-,21513	02301	06384	42677	.05B17	.000005	08209	-+15887
~ (13) Cr .2346?	(13) 34292	(13) 45801	(10) 26047	(12) 41459	(13) ~.20066	·72220	(13) .63881	(13) ~.42521	(13) 1.00000	< 13) ~.11863	.94167	(13) .07985	51707	15546	42573		27588	30356	32479	.000005	25707	2+347
(13)	(13)	(13)	(13)	(15) •58485	(13) .50607	t 13) 17288	(13) .27058	(13) 01944	(16))1863	r 16) 1.00000	(16) -,07603	(16) •16361	i 13)	1 161	(13) +00297	(13) .70#54	.61758	.22065	.86495	.060005	+68454	.53137
(13)	131	(13)	(13)	(15)	(13)	(13)	(13)	(13)	(16)	16)	1 161	.04496	(13)	(16)	(13) ~.46318	()3) -+42192	· 11) 24637	(13) -,27803	(13) 29905	•000005	17822	~.06337
11 .24917	(13)	(13)	(13)	1 15)	(13)	(13)	(13)	1 13)	(16)	(16)	(16)	1 161	1 131	(16)	(13)	(13)	(11)	(13)	(13)	(13) +000005	(15) •11840	(13) .30761
Cu41215 / 1.33	•04173 (13)	(13)	(13)	15)	(13)	(13)	(13)	(13)	(16)	(16)	(16)	1 161	(13)	(16)	(13)	(13)	(11)	(13)	(13)	1 131	()5) .21648	(13)
Zn (10)	+12728	.52869 (10)	.16731 (13)	.60919 (13)	.39472 (10)	05602	68545 (10)	.39833 (10)	51707	·33096	61216	•24066 (13)	1.00000	14707 t 131	.05624	.26185	(10)	(13)	(13)	(13)	(13)	(13)
Sr57535 (13)	• 34089 (13)	•48930 (13)	•58330 (13)	•26961 (15)	.62054 (13)	24873 (13)	•31941 (13)	09923 (13)	15546 (16)	(16)	06840 (16)	(16)	(13)	(15)	(13)	(13)	(11)	(13)	(13)	(13)	(15)	(13)
K2037097 (13)	20159 (13)	.42103 (13)	.46691 (10)	•23615 (12)	.25089 (13)	-•50138 (13)	27076 (13)	-•21513 (13)	42573 (13)	.00297 (13)	98318 (13)	•09264 (13)	.05624 (10)	•16151 (13)	1.00000	+52359 (13)	•36757 (11)	.61791 (10)	.25835 (19)	•000005 (10)	•13666 1 12)	-19613 (10)
T10258423	•30393 (13)	+82396 (13)	+84632 (101	•64832 (12)	+70241 (13)	-•54761 (13)	02873 (13)	02301 (13)	41112 (13)	•70854 (13)	42192 (}3)	.50271 (13)	.26185 (10)	•67341 (}31	。52359 (13)	1.00000	.78882 (111	.43544 (10)	.81486 (10)	.060005 (10)	.63825 (12)	.61577 (10)
P205 -,70846	•21767 (11)	.77879 (11)	.94659 (10)	+ 36502 { 10}	,68424 (11)	-•22700 (11)	.07172 (11)	06384 (11)	27588 (11)	.61758 (11)	-•24637 (11)	.64887 (11)	.33325 (10)	•91297 (11)	.36757 (11)	•78882 (1))	1.90000	.48457 (10)	.87875 (10)	.00000 5 (10)	.89605 (10)	•74319 (101
Y13585 (10)	•29392 (10)	•24148 (10)	•17033 (13)	•12836 (13)	.43713 (10)	-+48571 (10)	•07013 (10)	-+42677 (10)	30356 (13)	•22065 (13)	27803 (13)	-04004 1 131	-28259 ()3)	.38591 (13)	.61791 (10)	.43544 1]0)	.48457 (10)	1.00000	.25585 (13)	.000005 (13)	-28920 (13)	•53548 (13)
Zr62374	•93266 / 101	.88531 ()0)	.47164 (137	•54842 { }}	.61500	05440	08604 { 10}	.05817 (10)	32479 (13)	.86496 ()3)	-+29905 (13)	.12911 1 131	.36930 (13)	-86473 (13)	.25835 (101	+81486 (10)	.87875 (10)	.255R5 (13)	1.00000	,000005 (13)	•93661 • 131	.50749 (13)
ND .000009	.000005	.000005	.000005	.000005	.000005	.000005 (10)	.000005	.006005	.000005 (13)	.000005	+00000\$ (13)	.000005 ()3)	.000005	.000005 (13)	.000005 (10)	.000005 ()0)	.000005 1 101	.00000\$ (13)	.000005	1.00000	.000005 (13)	.000005 (13)
Ba53980	.09319	.62297 (12)	.51101	• 33751 { 15}	.58860 (12)	09047	•17264 (12)	06209 (12)	25707 (15)	.68454 (15)	17822 (15)	.118+0 (15)	-2144# (13)	•95258 (15)	13666	•63825 (12)	.89605 (10)	.28920	•97661 (13)	.00000\$ (13)	1.00000	•64447 (13)
La (10)	,47226	•55709	.56738	•14409	.79130	38996	•34866 (10)	15887 (10)	24347	.53137	06337	.30781	.09920	•76474 (13)	.19013	+61577 (10)	.74319 (10)	.53548 (13)	•50749 (13)	.000005	•64447 (]3)	1.00000
× 10,	S INDICATES	THE COEFF	ICIENT IS	NOT COMPUT	ED DUE TO	A ZERO DIV	150R, A 28	RO IS INSE	RTED.	4 5	INDICATES	THE COEFF	ICIENT IS	NOT COMPUT	ED DUE TO	ZERO DIV	ISOR A ZEI	RO IS INSER	RTED.			

.

TABLEAU XVII. - Coefficients de corrélation du niveau inférieur des laves en coussins (d)



FIG. 7. — Niveau inférieur des laves en coussins (d).

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

CORRELATION MATRIX ISAMPLE SIZES IN PARENTHESES

S10., A1,03 Fe0 ъ v ::n0 Eg0 CaO Na.,C Cr Zn Sr к,0 110. 9.0 Ŷ 21 m \mathbf{P}_{d} Įά NL Cu, Co .17659 SiO_ 1.00000 -.81548 -+50114 (121 -+11615 (8) -.#2690 \$ 81 .68210 (51) - 06730 .33808 -.34195 -.03374 -.12006 .000005 .10766 -.29027 -.00770 -.08827 20574 .05019 •456B1 •52147 -+28405 .22110 121 t 121 151 12) 151 121 121 A1203 --81548 1.00000 •93147 .23694 . 06659 +22718 (12) -.27983 (8) -.57287 -.46308 (12) --3054a -.50464 +63030 (12) -+25443 -.20922 -+22431 -.29902 (P) .20353 -.36740 -. 37495 +13063 (9) .20722 .000005 +19925 (8) 15) 12) 12) 8) 181 . 8) A -.00872 .55178 +11239 .'n0 -.60114 1 121 .22713 1.00000 •41393 #1 •53047 81 --35828 (12) -.08574 (121 .31294 (12) -.12087 ·22815 .23720 .00000\$.49726 (8) .08684 , 34711 9} +26355 12) .)8786 .0230A .59834 91 .00356 12) 121 12) 1 ŧ 4 1 . В ,+1948 -.11615 (8) -.27983 •41393 1.00000 •11?15 +80172 .58508 -.25646 .70394 •81417 (11) -83527 111 · 46629 ·72192 . 10406 .03241 .000005 (11) (11) .23297 .04338 (ម) ·39268 -.34085 +++004 5) -.00229 111 115 - 81 62384 , 88899 { •66360 1 v -.30648 .53A87 1.90900 -. #2690 .A0172 •51677 .05097 (A) +52178 .08030 (A) .43179 (11) .68034 (11) .72977 t 111 •96691 11) -.44802 (8) · 39562 .85785 51 -.13873 (11) .24647 .000005 .A1343 1 (2n0.00339 .68210 - 57287 -04334 6) .51677 1.00000 -.19329 -.08115 .10513 .05984 ·22412 --17268 .47034 (8) ~+19224 (121 -.34384 -.11842 --19140 -.19802 (8) .41451 .000005 81 (8) .79348 (8) ·59162 121 12) 151 ď 8} 1 121 12) - 35798 *33*0 .17659 --46300 1 121 •11715 -+19329 1.00000 -.06574 ·05n77 .36893 •3174B *\$1605 12) • 36635 (12) .01640 --48539 -.12248 -.58641 -.19349 --12299 -.76797 .000005 -.52101 .06693 121 121 6) ŧ 151 121 81 .36893 ¢a0 -.00472 · 33808 -.50464 .5850A •5217в (Н) .10513 t 121 1.00000 -.71930 (12) .54856 (12) 21788 (12) •76798 (12) ,23330 1 121 , 31 386 (8) •47953 (12) ---50340 +12251 ()2) •19048 -.13429 -.23267 .000005 .04000 .36421 8) 15) "10.30 -.34195 (12) .11070 .63030 121 +86684 ()2) .27782 -.25645 (A) +08030 (8) --08115 --58041 -.71930 (121 1.00000 -.57624 1 12) -.02297 (12) -.47249 (12) .20499 .15565 (8) -.08413 .42984 .36031 -.09180 .56170 .000045 .62062 1 121 ť 121 12) ť 125 1 , 31,294 , 70394 Cr -.06730 1 121 -.25443 , 301 34 (*1331 (-.18719 .00696 +43179 (11) .31748 .05984 •5+856 12) 1.00000 •\$1647 .74764 .24225 --36 159 1 121 .07992 9) .02777 -.21/67 .000005 • 36996 --57624 121 ¢ 121 t 1 1 , 111 .10765 Co -.20922 -.12087 +62384 (11) •22412 (121 .21605 -.09903 .B1417 ·21768 -.02297 •51647 (15) 1.00000 •42664 (15) .72532 (15) -.05084 .000005 ()1) ()1) ·22245 •40094 (11) .67252 -.20070 -.17677 ~•11169 (15) .38496 'iii t ť 1 111 60782 1 21 -.00770 .22815 (121 -.2243) .43527 .66034 · 36635 .76798 -.47249 (12) .74764 •42664 15) 1.00000 ,50056 (15) 111 -.22763 .000005 ()1) ()1) ·11760 -.17268 +51694 • 39868 121 .18198 .42343 (91 -.00119 ŧ 1 ¢ ÷ 111 11) . 12) ŧ Cu - 08827 •03147 1 121 50056 .27099 +11239 1 121 -36629 111 .72977 •72532 15) 1.06006 -.48935 .000005 . 37 399 •00339 12) .02016 +23330 .20499 • 301 34 (15) .48432 .19821 11200 · 121 .26568 9) -.36049 -.07325 12) t 11) 151 121 12) 1 151 111 151 12) 111 . HAA99 -.29902 (8) • 31 386 •32397 .12533 20 -.03374 *3+711 1 81 •72192 (11) 1.00000 (47034 .01640 (8) .15565 •41331 .47252 .57053 ,48432 (11) .00000* ++6271 ,80326 (* 11) . 82956 t 5) -.19906 .29262 (B) .40959 111 (11) t 11) 1 11) t 46691 •59973 Sr -,29027 .23694 ·26355 .32397 · 39268 -.19224 .47953 -.08413 .24225 -.11160 (15) •51699 (15) .19821 1.00000 -.27970 ·31440 (12) .68211 9} -.27698 .35712 .000005 (11) (11) .17572 111 111 12) ł - 38496 I E20 -.20574 1 121 .06659 .18786 -,34085 (8) 1,19905 --27970 -.49802 (8) -.50340 .02984 (12) -.18719 1+40000 -.33650 -.29841 -.34384 -.08539 -. 19866 -.48935 -.50292 •74315 (B) +38453 +00000\$ -.35659 12) 12) 121 12) 121 121 61 TiO2 -.05019 (1.2) .20353 .02308 +10806 • 39562 (81 -.12249 •12251 (121 •27782 (12) -.20070 +18198 1.00000 --28867 -.04025 .00000\$.54678 -.11842 -.36359 (12) ,11200 .29262 81 •31440 (12) -.50292 .73481 .38460 ł 121 1 .16369 P205 -.45681 +33063 ,-59834 .44004 1 51 +85785 (5) -.19140 (91 -.19349 (9) .19048 1 9) • 36031 •42343 (9) ,2656B (9) +82956 51 +66211 (9) .734A1 -.38069 (5) •67992 -.17077 -.13650 1.00000 .0000#\$.84106 .96004 91 91 . 5) (91 --00559 +02777 ~.36740 -.28867 Y .52147 •00356 -.13873 -.38069 (5) 1.00000 -.13429 (8) -.09180 (B) -+00119 ()1) -.36049 / 111 .33096 .000005 -.16779 .24255 -.19802 -112299 -.09903 .12533 -.27698 .74315 . 11) 81 11) 111 11) 8) 61 5) 11) 11) .03241 +13384 (00000 .000005 ,20722 +1451 2r -.12066 .23720 1 81 -.76797 (8) .24647 --23287 (8) •56170 (8) -.21767 -.05084 -. 22763 -.07325 490959 .35712 . 18453 -.04925 .16369 .33096 1.00000 .71203 6 111 in 1 111 1 111 1 111 -r 10 . iii -. 8) 1 8) 51 (11) **````** ŧ .000005 .000005 .000005 27b +00000\$.00n00s (81 .000005 .000005 .00000\$.000005 .000005 .0090051.00000 .000005 .000005 4000005 +000005 .000005 .000005 .000005 .000005 .00000s .000005 8) 81 81 8) 11) 11) 11) 11) 111 111 81 61 113 115 Ba -.28405 •49726 (8) .19925 .23297 +66360 .79348 61 -•52101 (8) +04000 8) +62062 (A) +00606 +22245 (11) 11760 .27099 (11) .66271 11) .38460 -.16779 (11) .71203 .900005 (11) (11) 1.00000 +46948 .59973 -.29841 (B) .8+106 5) 111 111 11) 1 , 61948 (.17572 La +22110 -.37495 •55378 (8) .81303 •59162 8) +11070 (81 •54678 ·24255 •13384 (11) .000005 .46948 1.00000 .06693 .36421 . 3699680326 11) 60782 .37395 -.)5659 (8) •96004 5) ť . 4 111 1 81 81 . 11) ĩñ. 1 111 ĩñ 111 A \$ INDICATES THE COEFFICIENT IS NOT COMPUTED DUE TO A ZERO DIVISOR. A ZERO IS INSERTED. A \$ INDICATES THE COEFFICIENT IS NOT COMPUTED DUE TO A ZERO DIVISOR, A ZERO IS INSEPTED.

TABLEAU XVIII. — Coefficients de corrélation du niveau supérieur des laves en coussins (e)



FIG. 8. — Niveau supérieur des laves en coussins (e).

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

CORRELATION MATRIX (SAMPLE SIZES IN PARENIMESES)

	5102	^12 ⁰ 3	Le0	в	٧	Ha0	F.G O	640	11a20	Cr	Co	111	Cu	Zn	Sr	\$20	P10 2	₽_2 ⁰ 5	r	Zr	Nb	Ea	Ia
510 ₂	1.00000	•37079 (121	~.34734 (121	•25626 1 61	+13047 1 9)	· 55169		35417	.70903	56473 (12)	12932	25771	07319	+.26146 (61	•01423	00908	~.09703	19692	.62778	•05882	.000005	20142	38727
л1 ₂ 03	.37079 (12)	1.00000	27119 (12)	•44483 (6)	•03110 (9)	•17784 (12)	53488	53125	+30119	83958	09823	73587	32425	79433	.19575	.27456	- 13859	•13742	38782	31272	.000005	.14093	.06466
Fe0	34734 (12)	27119 (121	1.00000	53890 (6)	19164 (9)	.50311	•55841 (12)	-+30334	37414	.13911	•1+532	06273	•72233	•42945	20622	+25310	.52182	• 32892	.35246	.76126	.060005	•44645	-+5+167
з	•25626	•44483 (6)	~.53890	1.00000	20422	08609	44825	.72203	.03365	10906	.54077	.08189	.09846	31903	+02002	46104	73660	70142	-+42390	ч Б) 62733	.000005	68501	.10852
v	•13047	•03110	~.19164	20422	1.00000	40278	39075	.00231	.36815	+09289		19260	.14337	+27249	+11400	27752	.06879	(6) 10822	(7) 29111	(7) +.58578	.000005	05251	.35091
iin0	+25169	.17784	.50311	08609	40278	1.00000	04440	53159	•28619	40499	•11661	41238	.19819	.28350	36643	(9) .29654	.10112	(6) •15647	(7) .77511	(7) .55227	.000005	(10) .08594	90977
1íg0	66387	53488	.55841	-+48825	39075	04440	1.00000	02174	63823	•56629	(12) +33956	(12) .42377	(12) •24029	{ 6} .77617	(12) 12864	1 12) 15168	(12) •26976	1 9) +40461	(6) +47789	(6) •83518	(6)	(9) .37553	1 6) 25718
Ja0	35417	53125	30334	.22203	•00231	53]59	(12) 02174	(12)).00000	(12) 3899)	(12) .60965	(12) 06053	(12) •72143	(12) 01723	(6) +13694	(12) •14246	(12)	1 121	(9)	(6)	1 6)	1 6) .000005	(9) ~.65615	(6) •08377
$E_{2}0$.70903	.30119	.37414	03365	· 36815	•59973 •59973	63823	(12) 38991	t 12) 1.00000	(12) 40022	{ 12}	(12)	(12)	t 6)	(12)	(12)	(12)	1 9)	(6)	(6)	(6)	t 91	(6) - 45780
Cr	56473	r 121 83958	(12) •13911	(6) 1090A	(9) •09289	(12) 40499	· 12)	(12) •60965	(12) 40022	(12)	(12)	(12)	(12)	(6)	(12)	(12)	(12)	(9)	(6)	61	(6)	(9)	(6)
Ca	(12) 12932	(12) 09823	(12) •14532	•54077	(10) 11431	·11661	(12) •33956	(12)	(12)	1 13)	(13)	1 131	1 13)	(71	(13)	(12)	(12)	l 91	(7)	(7)	(71	(10)	1 71
69	(12) 2577)	(12) 73587	(12)	(7)	(10)	(12)	(12)	(12)	(12)	1 131	(13)	(13)	(13)	(71	(13)	(12)	(12)	(9)	(7)	(7)	(7)	1 101	(7)
	(12)	(12)	1 121	1 7)	(10)	(12)	(12)	(12)	(15)	(13)	(13)	(13)	•22427	•66961	•05160 (13)	57282	•05826 ()2)	-•26726 (9)	•355#2 (7)	•18032 (7)	.000085 (7)	39944	13083
- cu	(12)	(12)	(12)	(7)	14337	(15)	(17)	(12)	12243	.29166	14239	•22427 (13)	1.00000	•54780 (7)	19031 (13)	27902 (12)	40665 (12)	15475 (9)	+036A1 (7)	.0)242 (71	.00900\$ (71	-,04544 (10)	43777 (7)
20	(6)	(6)	(6)	(7)	•27249	•28350 (6)	.77617 (6)	•13694 (6)	09607 (6)	•49942 (7)	•53950 (7)	•66961 (7)	•54780 (7)	1.00000	60691	16713 / 6)	-42668 1 6)	+16249 / 6)	•34958 1 7)	•19403 (7)	.00000% (7)	•14479 (7)	17884
SF Mari	•01823 (12)	.19575 (12)	28622 (12)	•02002 (7)	•11400 (10)	-,36643 (12)	12864 (12)	•14246 (12)	•01672 (12)	•05843 (13)	28241	.05160 (13)	19031 (13)	60691 (7)	1.00000	49397 (12)	•03642 (12)	,06242 (9)	11347 (7)	•19191 • 7)	.000005 (71	.12289 (10)	• 37184 -{ 7}
x20	0090A (12)	•27456 (12)	+25310 (12)	46104 (6)	••27752 (9)	•29654 (12)	+15168 (12)	++•52125 (12)	23245 (12)	52590 (12)	•51153 (12)	57282 (12)	27902 (12)	16713 (6)	-•49397 (12)	1.00000	•09224 (12)	,41552 1 9)	+21306 (6)	.45075 (6)	.000005	.63057 (9)	47372 1 6)
910 ₂	09703	13859 (12)	-52182 (]2)	73680 (6)	-06879 (9)	,10112 (12)	·26976 (12)	-,12605	21081 (12)	08489 (12)	-+42383 (12)	•95826 { 12}	•*0665 (12)	•42668 (6)	+03642 (12)	.09224 (12)	1.00000	•#1777 (9)	•57843 (6)	*86940 (6)	.000005 (6)	•66598 (9)	62698 (6)
P205	19692 (9)	•13742 (9)	•32892 (9)	70142 (6)	10822 (6)	•15647 (9)	+40461 (9)	44739 (9)	03819 { 9}	33977 (9)	42466 (9)	-•26726 (9)	15475 (9)	•16249 (6)	+06242 (91	•41552 (9)	.81777 (9)	1.00000	•24734 (6)	•73991 (6)	.00000\$.98020 (6)	20834 (6)
r.	+62778 (6)	39782 (6)	•35246 (6)	42390 (7)	29111 1 71	.77511 (6)	•47789 (6)	18249 (6)	03768 (5)	03834 (7)	06150 (7)	-35582 (7)	.03601 (7)	•34958 (7)	-•11347 (7)	.21306 (6)	•57843 (6)	.24734	1.00000	.73796	+00000S	.10505 (7)	72966 (7)
Zr	.05882 (6)	31272	.76128 (61	62733 (7)	58578 (7)	-55227 (6)	.83518 (6)	30598 (6)	40152	07391 (7)	40066 (7)	.18032 (7)	.01242 (7)	-19403 (7)	-19191 (7)	.45075 (6)	.86940 (6)	•73991 (6)	-73796 (7)	1.00000	.000005	.60554 (7)	53950 (7)
Лр	.000005	.00000\$.000005	.000005 (71	+000005	.000005	.00000s	.000005	.00000S	.000005	•00000S	•000005	•00000 \$	•00000s	•000005 (7)	.000005	.000005	.000005	.000005	.000005	1.00000	.000005	.000005
Ba	20142 (9)	.14093	•44045 (9)	68591	05251	+08594	• 37553	65615	18172	26480	19517	39944	04544	.14479	+12289	.63057	.66598	.98020	.10505	.60554	.000005	1.00040	~.14856
Ia	38727	.06468	54167	+10#52	• 35091	80977	25718	08377	-46780	.34679	.05054	13083	43777	17884	-37184	47372	62698	20834	72966	53958	.000005	14854	1.00000
	A 5	INDICATES	THE COEFFI	CIENT IS N	IOT COMPUTE	D DUE TO A	ZERO DIVI	SOR, A ZER	O IS INSER	TED.		INDICATES	THE COEFFI	CIENT IS N	OT COMPUTE	D DUE TO A	ZERO DIVI	SOR, A ZEF	O IS INSER	TED.			, ,,

TABLEAU XIX — Coefficients de corrélation du volcanisme triasique (f)



(*) Nota : Sur 7 dosages, 3 valeurs inférieures à la limite de sensibilité de la méthode.

FIG. 9. — Volcanisme triasique (f).

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

CORRELATION MATRIX (SAMPLE SIZES IN PARENTHESES)

	si02	A1203	Te0	В	۷	Kn0	160	Cað	Na ₂ 0	Cr	Go	Ni	Cu	Zn	şr	K20	210 ₂	P205	T	Zŗ	иъ	Ba.	La
510 ₂	1.00000	.42187 (13)	80095 (13)	*•88153 (5)	60361 (11)	- 50607 (13)	-+86350 (13)	#2001 (13)	·69969 (13)	39850 { 131	49501	08075 (13)	,35009 (]3)	14798 1 51	20843 1 13)	14549 1 13)	44118 1 13)	-14096 1 5)	30364 1 5)	35073 (5)	47579 (S)	31909 (11)	84584 (51
A1203	+421A7 { 13}	1.00000	36891 (13)	.01669 (5)	28603	02796 (13)	73117	58805 (13)	.60142 (13)	-,35649 (13)	53820 { 13}	-•39612 (13)	•09845 (13)	08060 (5)	+29225 (13)	26631	-•13F14 (137	45329 { 5}	02604 (5)	05211 (5)	16337 (5)	42525 (11)	•06274 (51
Pe0	80094	36891	1.00000	•75605 (5)	+50868 (11)	•46721 (13)	•78416 (13)	,49160 (13)	56281 (13)	•61236 (13)	•41126 (13)	-+00590 (13)	50231 (13)	29825 (5)	•00596 (13)	.0+342 (13)	•10345 (13)	+15304 { 5}	19436 (5)	02544 (5)	07922 (5)	.13071 (11)	.48835 (5)
В	88153 (5)	•01669 (5)	.75605 (5)	1.00000	.41782 1 51	+63439 (5)	(29716 (5)	,56161 (5)	78657 (5)	13848 1 5)	50529 51	-,23913 (5)	71755 \$ 51	-27105 (5)	•50694 (5)	+0204 (5)	<i>.87795</i> (5)	49724 (3)	·21149 (5)	•27397 1 51	•55526 (5)	.12793 (5)	.92A38 (5)
۷	60361	28603	.50868 (11)	+41782 (5)	1+00000	•55511 11)	•56851 (11)	,47666 (11)		•73773 (11)	.46914 (11)	•17173 (11)	09766 (11)	•65986 (5)	-•14761 (11)	11002 (11)	•49301 (11)	-•94734 (3)	.68148 (5)	•55019 (5)	•89067 (5)	.11976 { 11}	•71279 (5)
En0	50607 (13)	02 7 96	(4672) (13)	.63439 (5)	•55511 (11)	1.00000	•34964 (13)	,26423 (13)	38448 (13)	+55856 (13)	•19169 (13)	•02751 (13)	38155 (13)	+13424 (5)	.50647 (13)	08051 (13)	•52049 (13)	*5227 (5)	•813#6 (5)	.81040 (5)	.79211 (5)	•11444 (11)	•83177 (5)
H _G O	86350 1 13)	-•73117 1 13)	1 13)	·29716	•56851 (11)	•34964 []3)	1-00000	,74732 (13)	- 69018 / 13/	•55424 { 13}	•61615 (13)	•27695 (13)	31474 (13)	09571 (5)	•01472 (137	18189 (131	•17928 (131	• 33756 { 51	•31285 { 5}	•39749 (5)	•36445 (5)	•33984 (11)	•25779 (5)
0 _n 0	#2001 (131	~.58805 (13)	49160 13}	•56161 (5)	•47666 (11)	•26423 13)	•74732 (13)	1.00000	-,57820 (13)	•22452 { 13}	•54305 (13)	.40620 (13)	11170 (13)	•38473 (5)	+15172 (13)	.17665 (13)	+38748 (13)	•01274 (5)	•33465 (5)	•34558 (5)	.66367 (5)	.30610 (11)	•58209 (51
Na ₂ 0	.69969 (13)	•60142 (13)	56281 (13)	78657 (5)	-•34813 (11)	- 38448	-•6901A (13)	57820 (13)	1.00000	15231 (13)	-•62769 (13)	15067 (13)	•04113 (13)	054)5 (5)	+02366 (13)	68308 (13)	64262 (13)	05796 (51	38088 (5)	47808 (5)	-,57979 (5)	58733 ()1)	72942 (5)
Űr	-,39850 (13)	-+35649 (13)	•61236 (13)	-1384A (51	(⁷³⁷⁷³)	•55656 (13)	•55424 (13)	,22452 (13)	15231 (13)	1.00000	+31278 (13)	•15245 (13)	37615 (13)	20461 (5)	04391 (13)	31018 (13)	13)	-•49743 (5)	•73121 (5)	.69102 (5)	.33228 (5)	23542	•13546
Co	49501 (131	53620 (13)	41126 (13)	\$0529 (5)	48914 (11)	•19169 (13)	•61615 (13)	,54305 (13)	- 62769 (13)	•31278 (13)	1.00000 (13)	•73462 (13)	•34271 (13)	63948 (5)	17515 (13)	•43506 (13)	+30551 (]3)	•25279 (5)	.44190 (5)	.62162 (5)	·16560 (5)	03387	+42411 (5)
21	08075 (13)	5189612 (13)	-,90590 ()3)	23913 (5)	•17173 (11)	•02751	•27695 (13)	,40620 (13)	15067 (13)	+15245 (13)	•73482 (13)	1.00000	•44837 (13)	⊶•69341 (5)	-•12196 (13)	•15148 (13)	05001 (]3)	•42948 (51	•65054 (5)	.74166 (5)	.10647	15104	(5)
Uu	,35009 (13)	.09845 (13)	50231 ()3)	71755 1 5)	1 11)	-•38155 1 13)	31474 (13)	11170 (13)	•04113 (13)	-•37615 (13)	-34271 (13)	•44837 (13)	1.00000	-•01926 (5)	-•53593 (13)	•49•85 (13)	•11233 (13)	12488 (5)	.31346 (51	•18680 (5)	02765	•02602	44391
Zn	-,3478A (5)	08060 (5)	-,29825 (5)	+27105 (5)	(5)	•13424 (* 5)	-+09571 (5)	,38473 (5)	05415	20461 (5)	-•6394P (5)	-•69341 (5)	-•01926 (5)	1.00000	•21280 (5)	46516 (5)	•58758 (5)	84578 (3)	•00269 (5)	17033 (5)	•54999 (5)	•6456a (5)	+41283 (5)
Sr	20843 (13)	29225	•00696 (13)	•50694 (5)	-14761 (11)	-50647 13)	•01472 ()3)	,15172 (13)	+02366 (13)	04391 (13)	17515 (13)	12196 (13)	23263	+21280 (5)	1+00000	-+12673 (13)	•19110 (13)	64185 (5)	.40428 (5)	•36795 (5)	•44496 (5)	.00267	•64289 (5)
£20	14549 (13)	2663) (13)	•04342 (13)	40204 (5)	11002 (11)	08051	18189 1 131	.17665 (13)	68308 t 13)	~.31018 (13)	•43506 (13)	•15148 (13)	•49485 { 13}	-+46516 (5)	12673	1.00000	•36116 (13)	•20218 (5)	•45002 (5)	•60427 (5)	1 5)	•62593 (11)	·33831 (5)
tio <u>2</u>	44118 (131	13814 (13)	•10345 { 13}	(5)	•49301 (11)	•52049 (13)	+17928	,38748 (13)	64262 (13)	02228 (13)	•30551 (13)	-•05001 (13)	•11533 (13)	•58754 (5)	+19110 (131	· 36116 (13)	1.60(00	61441 (5)	•46633 (51	•43626 (5)	.86300 (5)	.43939 (11)	•97249 (5)
P205	,14096 (5)	45329 (5)	•15304 (5)	49724 (3)	-,94734 (3)	- 85227	,33756 (5)	,01274 (5)	-•05796 (5)	-+49743 (5)	•25279 (5)	•42948 (5)	-•12488 (5)	8457# (3)	64185 (5)	•20218 (5)	-•61441 (5)	1.60606 (5)	80642	66629 (3)	-,70832 (3)	15294	1 3)
¥.	-,303#4 (5)	02604 1 51	19436 (51	•21149 (5)	•68188 (5)	•81306 (5)	•31285 (5)	•33465 (5)	38088 (5)	•73121 (5)	•4190 (5)	165054 1 51	*31306 (5)	•00269 (5)	•40428 (5)	.45002 (5)	•46633 (5)	5ea08 (3)	1.000#0	•97629 (5)	•78869 (5)	(5)	(5)
2r	-,35073 (5)	05211 (5)	(51	(5)	•55019 (5)	•81040 (5)	•39749 (5)	•34558 (5)	47808 (5)	.69102 (5)	•52162 (5)	•74166 (5)	,18680 (5)	-•17033 (51	•36795 (5)	+60+27 (5)	+43626 (5)	-•66629 1 3)	•97629 (51	1.00000	,71151 (51	•18465	(5)
Nb	-,67579 (S)	-,16337 (5)	07922 (5)	•55526 1 5)	+69067 (5)	•79211 5)	• 36445 (5)	•66367 (5)	-•57979 { 5}	•33228 { 5}	•16560 (51	+10647 (5)	02765 (5)	•54999 (51	•44496 (5)	•28477 (5)	•86300 (5).	70032 (3)	•78869 (5)	•71151 (5)	1.00000	, 62628 (5)	.90707
Ea	-,31909 (11)	-+42525 (11)	.13071 (11)	+12743 (5)	•11976 (111	•11444 (11)	•33984 (11)	.30610 (11)	58733 (11)	23542 (11)	03347 (11)	15104 (11)	(11) •05005	+5956R 1 51	.00267 (11)	•62593 (11)	•43939 ()1)	15294 (3)	•28415 (5)	•18465 (5)	.6262A	(11)	.27046
La	84584 1 5)	+06279 (5)	+48935 (5)	.92A3A (5)	*71279 (51	+83177 1 5)	+25779 (5)	,58209 (5)	-•72942 (5)	•13546 (5)	•424[] (5)	~•12830 (5)	44391 (5)	•41243 (5)	+64289 (5)	.33631 (5)	•97249 (51	70111 (3)	•50241 (5)	•50790 (51	, <i>R0707</i> (5)	•27046 (5)	1.00000

TABLEAU XX. — Coefficients de corrélation de la série tephrito-basanitique (g)

.



Fig. 10. — Volcanisme alcalin : série téphrito-basanitique à analcime (g).

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

CORRELATION MATRIX (SAMPLE SIZES IN PARENTHESES)

Fe0 в Knü Mg0 0.60 Na_0 Cr T102 ₽₂0₅ r Z٣ йΒ ĩa 310, A1203 Co lii Cu Zn \mathbf{Sr} к20 -.94414 -.81940 91 -.42170 --43115 .14332 -.52849 +947#3 .96825 -.10185 .54865 -.37418 -.62258 \$10, 1.00000 .93363 --82650 -.95266 -.66479 -- 96174 .89266 -•18275 -.74039 .24514 --59144 01 6.1 61 91 -.86016 -.74803 -.91671 -.66499 -.77004 -+12737 --57930 -.64738 -+49322 .07845 --59621 · #2746 .41281 A1203 (*93363 1.00000 -.74927 -.85204 •45038 -.65020 •70340 -.08452 •75294 (9) .04417 0.1 •53573 (9) .45273 ·41415 -.13765 •54867 -+96212 -.85298 1.00000 •81475 .95305 +64277 .93880 (9) -•11849 (9) -+93597 (9) •26477 (9) .53991 ••06551 .68356 .44208 .46746 Fe0 -.94414 -.86016 •15844 .67891 -.49678 . 17356 •73429 1.00ne0 (2) -+69182 .68012 • 7.3320 (5) .75894 (5) .12089 -,73620 .73092 .00960\$ +46125 ++15263 - 5.79 -.74803 .91475 1.00004 +68813 --01156 6) 6) •95305 --56480 (B) •43953 .79368 • A0333 •53483 •48007 -- 87990 --15829 •58602 (8) .50846 (61 --01734 -•95511 (5) -.76603 1.00000 -.04388 .15588 •92019 V 95286 -.91671 .68012 +59429 .92848 (7) 81 71 81 -.69596 • 31201 •77781 -+15613 •90147 (5) --52385 Ka0 -.66479 -.74927 .64277 1 91 •73320 +59429 (7) 1.00000 •52548 • 15121 (9) -,48859 (9) -.31595 , 31718 --34809 .56074 .88779 51 --42068 -.16379 -.66582 .77939 •92849 (7) •97252 .28306 •52461 -.03239 •50835 -.97357 -. 96493 .93AR0 +52548 1.00000 -.06761 -.91344 ,40717 .69723 --15600 156137 -+40422 +48596 Ng0 ~.96174 -.85204 .75894 5) 5 +12668 -.04386 -.32947 -.04812 (9) .71026 •20269 -.44917 -+40138 -+28124 (9) --44210 -.42024 ~.23535 (5) •04528 --04984 .12089 •16057 CaO -. 10185 -- 98452 -.11849 .15121 -.06761 1.00000 -.44751 5) 91 • 44160 (5) 1h20 .89266 -.93597 -.87490 1 71 -.48859 -.91344 1.00000 -.43451 -.58972 -+16774 -+74155 -,49437 , 16189 -.70517 --44353 (9) -.35850 --54901 -.03569 -.40044 +94579 .75294 -.73620 •12668 51 .93687 +52552 .33054 ---38619 2 81 --59680 -+11245 +155Ad (8) +40717 (9) -.43451 (9) 1.00000 •11584 (10) •55676 101 •15692 .04610 +39835 •72447 (9) -.43362 Gr ~.18275 •044]/ t 9) •26477 .15844 ^.31595 -.44751 (9) Ċ 61 1.03 61 63 .11584 。19148 (9) .80558 (9) .58023 .05186 •36830 (6) -.87581 (8) -.79015 --06196 Co .-. 74039 ~.66499 (91 .53991 .68813 +92019 (8) ·31718 •69723 1 91 .18057 -.58972 (9) 1.00000 --32188 -84135 10) .40494 6) 10) .36984 -.715A5 1.00000 -.2363A -,22719 •79070 1 101 •67298 -. 34640 -.30061 .86401 6) • 3714A --05A39 - 01156 -+3218A .450 39 -.06551 ~-15829 t 81 ~.34809 (9) -.15600 -.32947 -.16774 .55676 11 .24514 (9) 61 .36213 -.70591 -.83958 1.00000 •55471 6) +00204 (6) •65273 .6789) +68662 .56074 .77939 .20269 -.74155 (9) .15692 (10) -84)35 (10) 18185. () ~+4A165 +43283 •50069 91 .41246 Cu -.81940 ~.770 84 --23634 101 91 .50846 •28181 •91296 -.17170 -.36564 (6) •54815 (6) --45837 .68356 .73492 .88779 -.44917 (5) .46494 1.00009 .00000\$ +13435 1.00000 Zn - 59144 ~.65020 (5) .56137 -.49437 .04610 -.22719 61 6) 61 61 61 .79070 1.00000 .000005 .400005 -.48165 (10) •33425 91 --61412 --38146 .000005 . 18425 .000005 •16189 •39835 (10) .004005 Sr ,54865 .70340 -.32795 1 91 ~-56880 ~-40422 (9) --40138 -.68631 ~+4206B 61 61 61 -.61693 .13435 .75054 • 38684 51 .10746 -- 61939 E20 -. 37418 -.12737 .44208 (9) .46125 +43953 (7) ~.16379 (9) •48590 (9) -.28124 -.70517 •72447 (9) . 1914A (9) .67298 1 91 +3283 •33425 1.00000 •16684 91 -.26382 .50064 +16684 1.00000 -.22275 -.08616 ~+37165 .40201 --62833 -.38010 ,73424 (5) •79368 (7) · 31201 •57252 (9) 191296 --61412 110.2 -.6225A -.57930 -53573 ~.04812 -.44353 -,11245 .8055A -.38640 01 41 51 61 -.28392 t 1.00000 1.04000 .77781 (5) 1.00000 -.22275 1.00000 1.00000 1-90000 -+61361 -1+00060 (31 (2) ~- 35850 -.3006) ---3+146 1 51 P205 (5) ~.64738 (5) +46746 +90333 (3) 28306 .71026 -.43362 (5) -,06196 .41246 2) 21 5) .72096 .48401 Y -.43115 -.49322 ~-15263 (6) +53483 -+15613 .52461 -.44210 -.54901 (5) •93687 (6) .58023 .55471 -,17170 -00000\$ 63 .75054 -.08016 1.00000 1.00000 ·14252 -+58844 -+39014 .41415 21 63 6) 5) 5) 1.01000 -.46023 (6) --02555 + 3+157 -.36564 1.00000 .72096 -.4967A -.61734 -.69596 (5) -.03239 -.03569 .05186 · 36/184 .Au204 .000005 ·38684 -.37165 Zr .14312 .03845 --13765 ~.42024 (5) •52652 (6) 61 1.00000 .40201 ·14252 - 46023 1+10000 -.49850 -.71544 ND -- 52849 -.50621 .54861 1 51 .37356 .48007 (6) +90167 .50835 (5) -.23535 (5) -.40044 .33054 .38830 .37148 . 36213 .54815 .00000€ +10246 -.56844 -.49182 -.52385 •⁴⁴⁵²⁸ 7) .94579 (7) -.38619 -.7059] -.45837 1 61 .38425 (8) -.51939 -.62637 1 7) -.02555 ~.49860 1.00000 .92366 -.95511 (A) -.97357 (7) -.61361 Ba +94763 - A 2740 -.96272 -. A75A) ~.05839 (8) 63 .A2386 1.00000 - 55794 -.78603 -+68582 -,88497 ~.04989 (51 -84160 51 -,59680 -,24280 .060005 -.67683 6) (5) -. 36030 -3.40000 -,39014 .34157 -.71644 La . 90425 .H12H1 -+ A5298 ~.79015 -.71585 -.43968 A & INDICATES THE COEFFICIENT IS NUT COMPUTED DUE TO A ZENO DIVISOR, A ZENO IS INSERTED. A & INDICATES THE COEFFICIENT IS NOT COMPUTED DUE TO A ZERO DIVISUR. A ZERO IS INSERTED.

TABLEAU XXI. — Coefficients de corrélation des lamprophyres feldspathiques (h)



FIG. 11. — Volcanisme alcalin : série lamprophyrique feldspathique (h).

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

CORRELATION MATRIX (SAMPLE SIZES IN PARENTHESES)

	\$10 ₂	A1203	Fe0	в	v	2m0	MgO	CaO	lla ₇ 0	Cr	Co	N1	Cu	Zn	Sr	.K20	T10 ₂	F205	r	27	ть	Ba	Ia
si02	1.00000 (5)	+65839 (5)	83867 (5)	34218 (4)	96237 (4)	69298 (5)	66779 (5)	96596 (5)	+62941 (5)	26839 (5)	•52538 (5)	-+25107 (5)	34151 (5)	21797 (4)	+000005 (4}	++53364 (5)	62103	999999 (21	-+62127 (4)	-+09514 (4)	37475 (4)	•47520	17618
л1 ₂ 0 ₃	• 65639 1 5)	1.00000	50606 { 51	-•61284 (4)	-+79851 (4)	42841 (5)	56729 (5)	-•77600 (5)	•58563		.53000 (5)	50497 (5)	56636 (5)	80551 (4)	•000805 (4)	57297 (5)	39393 (5)	1.00000	98542 (4)	75190 (4)	91996 (4)	07973 (4)	80853 (4)
FeO		~.50606 (5)	1.00000	45472	•89558 (4)	.45860 (5)	•69266	•82841	58455	•24964	.55637	+28346	.37414	.25930	•00000%	.28050	.46899	.99993	.35420	.11827	.26444	82060	•15417
в	34218	81284	.45472	1.00000	-14115	.61722	.04687	• 391 38	.05075	27975	23610	30321	18752	.95688	.000005	28550	40073	.000005	.66512	•938#6	.91945	.04591	.93381
v	96237	79851	.89558	-14115	1.00000	.91172	-81353	-97394	78780	.84820	+6921A	.87540	•92871	.18251	-000005	.49032	-52038	.000005	-43296	00316	, 21919	59091	-14515
MnO	69298	42841	.45R60	+61722	.91172	1.00000	06476	-53318	.10124	40787	·.23154	45571	37153	.57197	.000005	08459	07645	1.00000	•91291	.49148	73718	09477	.56734
ug0	46779	- 56729	.69266	.04687	•51353	06476	1.00000	•80658	98704	(5) .+83902	, 5) .98144	(5) •85744	.89790	13778	.000005	.83528	.91049	-1.00000	+19182	27421	04484	79010	21635
CaO	96596	77600	.#2841	• 391 38	.97384	.53318	. 80658	(5) 1.40400	78264	(5) .49888	(5) .69943	(5) .47970	(5) .56203	(4) +26999	.060005	(5) •68239	.72386	.999999	.65598	.15110	.42223	45697	.22810
‼a₋0	.62941	•58563	58455	.05075	(4) 76760	.10124	(5) 98704	(5) 78264	(5) 1.00000	(5) 89037	(5) ~.98718	(5) 89640	(5) 92751	(4) •20479	(4) .00008%	(5) 91074	(5) 94220	{ 2) 1.00000	(4) 23944	(4) •32856	05685	.64950	.25711
ء م	1 51 26839	(51 56398	(5) •24964	(4) 27975	(4) +84520	(5) -,40787	(5) .83902	(5) •49688	(5) 89037	(5) 1.00000	1 51	(5)	(5)	(4)	(4)	(5) +86673	.77424	(2) -1.00000	(4) •22437	(4) 37635	(4) 17320	(4) 44635	(4) -,22952
10	(5) -,52538	(5) 53000	۲ (5) 55637	(6) ~,23610	(6) •89218	(5) 23154	(5) .98144	(5)	(5) 98718	(7)	1 7)	(7)	(7)	(6) +-25524	(6)	(5)	(5)	(2)	.15050	(6) 40312	(6) -,21074	(6) ~.71965	(6) 24248
	(5)	(5) =.50497	(5)	(6)	(6)	(5)	(5)	(5).	(5)	(7)	1 71	(71	(71	(6)	(6)	(5)	(5)	1 21	(6)	(6)	(6) 24114	(6) ~-60818	(6) 28487
31	(5)	(5)	1 51	(6)	(6)	(5)	(5)	(5)	(5)	(7)	(7)	(7)	(7)	(6)	(6)	(5)	(5)	(2)	(6)	(6)	(6)	1 61	(6)
Cu	-•34151 (5)	-•56638 (51	•37414 (5)	-18752 (6)	• 42871 (6)	37153	.89790 (5)	•56203 (5)	-•92751 (5)	•97751 (7)	•96654 (7)	•98152 (7)	1.06000	14038 (6)	.000005 (6)	.84805 (5)	.60009 (5)	-1.00000 (2)	+16095 (6)	29643 (6)	(6)	(6)	(6)
Zn	21797	80551 (4)	•25930 (4)	195688 (6)	•18251 (6)	•57197 (4)	-+13778 (4)	+26999 (4)	•20479 (4)	24027	- 25524 (6)	-,26015 (6)	14038 (6)	1.00000	•000005 (6)	30113 (4)	50740 (4)	.000005 (1)	•65143 (6)	•95715 (6)	.95968 (6)	•17291 (61	•98849 (6)
Sr	+000005 (4)	.000005 (4)	.000005 (4)	.000005 (6)	•00000% (6)	.00000\$ (4)	.004005 (4)	.000905 (4)	+00000\$ (4)	.000005 (6)	.000005 (6)	.00000\$ (6)	.00000\$ (6)	.00000\$ (6)	1.00000	.000005 (4)	•000805 (4)	.000005 (1)	•000A0\$ (6)	.00000s	.000005 { 6}	.000005 (6)	.000005
К ₂ 0	53364 (5)	57297 (5)	•26050 (5)	-,28550 (4)	•49032 (4)	08459 (5)	.83528 (5)	•68239 (5)	91074 (5)	.86673 (5)	.86451 (5)	•83717 (5)	.84805 (5)	30113 (4)	•000005 (4)	1.00000	•93049 (5)	-1+00000 (2)	•34009 (4)	35027 (4)	03644 (4)	~•02738 (4)	26007 (4)
T10 2	62103 (S)	39393 (5)	•46899 (5)	40073 (41	•52038 (4)	07645 (5)	•91009 (5)	•72386 (5)	94220	.77424	.90278	•77856	.80009 (5)	50740 1 41	•00000% (41	•93049 (5)	1.00000	-1.00000	+03511 (4)	-•59664 (4)	31831 (4)	46336 (4)	52340 (4)
P205	99999 (2)	1.00000	•99993 (2)	,000005 (1)	+000005	1.00000	-1.06000	•99999	1.00000	-1.09000	-1.00000	-1.00000	-1.00000 (2)	.000005	+00000% (1)	-1.00000	00000.1-	1.00000	.000005 (1)	.00000s	.000005	.000005	.000005
r	62127	98542 (4)	• 35420	.00512	+43296	•91291	.19182	+65598	23944	.22437	.15050	•07211	•16096	•65143 (6)	+000805 (6)	-34009 (4)	.03511 (4)	.000605 (1)	1.00000	.67350 (6)	.81750 (6)	-16429 (6)	-76786 (6)
Zr	09A14	75190	.11827	.93986	00316	.49148	27421	+15110	.32858	32635	4031?	40346	29643	95715	.000005	35027	59664	.000005	+67350	1.00000	.93700	• 35991	.97806
ю	37475	91996	.26444	.91945	•21919	.73718	04484	•42223	.05685	17320	21074	24114	12334	95968	.000005	03644	31831	.000005	.81750	.93700	1.00000	.26462	.97543
Ra	.47520	07973	82060	•04591	59091	(4) 09477	(4) 79010	(4) 45897	{ 4} •64950	(6) 44635	-,71965	60919	61214	.1729)	.000005	02738	46336	.000.005	18429	. 35991	.26462	1.00000	.29563
•	(4)	(4)	t 4)		(6)	(41	(4) 	4)	(4)	(6)	(6) 2 9248	(6) 28487	(6) 16894	(6) •98849	(6) •00000\$. 41 26007	52340	.000005	+70786	.97806	. 97543	.29563	1.00000
Ter	(4)		(4)	(6)	(6)		(4)	(4)	(4)	(6)	(6) A 5	(6)	(6) THE COEFF	1 6) ICIENT IS 1	1 61 101 COMPUTE	1 4) (D DUE TO	(4) A ZERO DIV	(1) ISOR. A ZEF	(6) RO IS INSE	(6) RTED.	(6)	(6)	(6)
		111010100100	THE CUEFFI	GIGNE TO N				JUNI & ZER	U LU LNOLK	1664													

TABLEAU XXII. -- Coefficients de corrélation des monchiquites sensu stricto (i)



FIG. 12. — Volcanisme alcalin : monchiquites sensu stricto (i).

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

CORRELATION MATRIX (SAMULE SIZES IN PARENTHESES) #0 B V IImo IV-0 Cn0

S10, A1203 Fe0 lín0 μ_{c0} CaO Ila,0 Cr Co N1. Ou Zn 9r 5,0 **T10**2 P205 x Zr ль Za La \$102 1.00000 -.532A3 •84766 -.91499 (-.92002 +86077 (5) -.94135 { 51 -.47385 L 41 -.94788 -- 30903 ~.96764 1 51 .55289 -.70891 -486699 -.93704 -.92087 -.99173 (51 -.98886 (5) -.90913 -.68206 -.75134 -.84.224 -.67121 41 SI 41 41 4) 41 A1203 .80077 -.93232 1.00000 -.93257 (5) -.0805A -,48819 (4) -.77776 (5) -.91544 (5) -.95411 -.81005 (5) (5) -.65509 (5) -.86678 -+84536 +09312 · 37311 ~+88510 (5) -.94789 -00058 4) -.99745 -.95972 -.89937 -,85476 (5) -.09814 (5) ŝi 51 4) Te0 -.94135 .94630 (5) -82552 5) .92277 •56068 4) .00372 -.64687 -98624 -.93257 1.00000 -94704 .398n3 (5) .98383 5) .81646 .95958 .97297 -.25878 .95965 .96413 .94228 •19340 -86333 (4) -86991 51 55 41 B -.47385 -.08058 (4) .13133 (4) .13880 .42211 •19340 1.00000 .42287 .27056 •54127 .47190 .64318 (4) .0R619 .5205R -.29606 1 4) .47067 •42322 (4) •99184 -.64014 +38146 .97986 .26997 -.95985 (4) 41 41 41 41 31 41 41 4) -.95276 (¥ -.94788 -.48819 (4) • 56333 (4) .42287 1.00000 • #1606 •95445 +95202 (4) •73719 (4) •73552 (4) .56691 .46764 •70697 .77844 .87640 .98624 .98697 .23797 .49694 .94866 .76869 -.58210 4) 41 4) 4) 1 4) 43 1 4) 1 41 41 41 31 4) 41 4) En0 +63561 -,77776 -.29459 .9A323 41 -.92087 •86991 5) ·27056 •81606 41 1.00000 +86902 (5) •94392 (5) • 59730 (*90602 +26981 (51 -.69208 (S) -84745 51 •95654 4) •99556 .89154 .98110 .43809 .74461 41 Eg0-.99173 -.01544 (5) •94630 +54127 •95445 (4) .86902 (5) 1.00000 +97786 (5) .63220 .89838 (5) .75904 •71960 (51 •89559 51 •51327 .29528 (5) -.84037 (5) •98189 (5) .92814 (4) .88795 -.62331 .66141 .82377 .91760 t 41 41 6) - 77768 l CaO -.98886 (5) -.85476 (5) •94704 .97786 •93552 (5) .47190 +87640 .94392 1.00000 •59795 •67166 .95880 .96793 .96515 -.50348 **.**81427 .92061 .98378 .70900 +92965 •31114 (5) .67234 41 r 4) t 5) 1 51 5) 4) 1 41 4) 41 Ha20 -.67121 -.09814 (5) +39803 (5) •59730 .63220 .59795 •14355 -.79405 •29169 (4) .52192 +6431A .95202 1.00000 .33138 .08315 .39861 .29061 .68740 -.93537 •49652 .17120 .61878 .67408 4) 51 5) 5) 5) Cr -. 98913 .98383 (51 +09619 (4) •73719 { 4} .90602 (5) .89838 (5) •93552 (5) .33138 (5) 1.00000 •73737 (5) .81718 (5) •45311 (5) •65449 (4) -.02931 ~.55755 (5) •94516 (5) .95167 .98178 (4) -.10609 .91632 ---95411 (5) •99534 •93735 •16738 Co -.68206 -.43014 -.68823 .34757 .59522 -.41005 (51 +5205A .96851 -.16283 .83523 .98947 .67509 .70545 •91646 (51 •98624 (4) •43809 (5) •75904 (5) +08315 •73737 .67234 1.00000 •55661 1 51 5) 4) . 4) .48205 311 -.75134 -.65509 ·82552 -.29606 •73552 •71960 (5) 1.00000 .02783 -.29927 -.55277 .78499 .57740 .67043 .11991 .70756 .56642 .74461 .70900 .39861 +81718 51 •55661 +67572 51 53 5) 5) εĩ 21 61 51 41 -.86678 (5) •92277 .470B7 •98697 (4) .63561 (5) +89559 (5) •94489 (5) •97994 +85039 -.59076 .58906 •78982 (4) .96705 Cu -.84224 .82965 / 5} +29061 .85311 (5) .96851 .67572 1.00000 •39115 -.02553 (5) -.60601 (5) 4) ¢ ł 51 5) 4 Zn -+53263 -.84536 (4) •50068 .42322 .23797 .68190 (4) +51327 (4) .67166 •18355 +65449 (4) +1673A •02783 (4) • 39115 (4) 1,00000 (4) •51079 { 4} ~.18082 •50315 41 .23798 (3) .73658 (4) -.23618 (4) +00127 •72417 .78138 41 -.29927 \mathbf{Sr} -.30903 .09312 .00372 • 99184 -+02553 56686 -.01901 -.94953 .25245 .49694 .26981 +29528 (5) -.02931 (5) .38976 .26362 .53386 •31114 .66740 -.16263 .51079 1.00000 11529 -51 5) 51 41 5) 51 51 5) 41 51 51 41 -,55277 -.67319 K20 .84768 (5) •37311 1 51 -+64687 (5) -.64014 •••95276 -.69208 (5) -.74380 (5) -.52944 { 4} -.84037 (5) -.7776B -.93537 (5) -.18082 (4) -.56886 1.06000 -.61845 .79192 -.29076 --52189 -+55755 (5) -.60601 -.43014 (5) 5) Ti0 -. 96764 -.88510 (5) -98624 51 -36145 •94866 (4) .84745 (5) •98189 (5) •95880 (5) •49652 51 •94516 (5) • A3523 •76499 (5) •94489 (5) •50315 (4) •11529 (5) ~•743A0 1.00000 •95765 (41 •93146 --47130 (4) .72317 .89060 -93166 (4) ,23798 (-.01901 (4) --52944 (4) 1205 -.91499 -.99616 -.46360 (3) (3) •95654 4} •92814 41 .17120 •57740 (4) •97994 (4) •95765 4) -.55757 -.94769 .95958 .97986 +56691 .96793 •95167 .98947 (4) 1.00000 .662A5 .99206 4) 3) 31 41 .41 33 31 43 4) .26997 •76869 •99656 l •73668 (+38976 (Y -.92002 -.93232 •97297 •66285 -.270R4 •92480 1 41 .99022 .98646 .88795 (4) •96515 +61878 •98172 (4) .67509 •67043 .85039 ~.61845 .93146 1.00000 1 41 41 41 41 Zr .55289 -00058 (4) --25878 (4) -.959AS --58210 --50348 (4) -.27084 --13388 -.40869 -.29450 1.00000 -.03638 -.79405 -.10609 --2361R -.94953 .79192 --47130 -.99616 -.68823 (4) +11991 (4) --59076 •25245 -.99745 •72317 • • • • • Nb -.70891 •46764 .88122 (4) -+46360 (3) •82962 4} .13133 .89158 •66141 •61427 4) •29169 (4) •91632 +48205 •58906 -.29076 .92480 -.03638 1.00000 (4) (4) .94679 .90202 .34757 41 41 4) 4} .94679 Ba -.86699 .92061 4) •99534 4) •59522 4) •70756 --55757 .99022 -.13388 1.00000 .95630 -.95972 .96413 +13880 (4) .70697 .98323 .82377 .52192 .78982 .72417 .26362 -.52189 .89060 t 4) 4) 41 41 4) 41 41 41 43 41 41 -.67319 .99206 .98646 -.40869 ,90202 .95630 1.00000 La -.03704 .42211 .77844 .98110 (4) .91760 (4) .98378 (4) .67408 (4) •93735 { 4} •78135 (4) +53386 •93166 (4) -. 89937 (4) .94228 (4) .70545 (4) •56642 (4) •86705 (4)

TABLEAU XXIII — Coefficients de corrélation des trachytes (j)



FIG. 13. — Volcanisme alcalin : trachytes (j).

Cah. ORSTOM, ser. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

TABLEAU XXIV. — Coefficients de corrélation des phonolites (k)

Z 2010 20 . 19964 1 19964 1 19964 .87087 51 .00000 --70685 69158. 11 -.04016 (61 (9) +2962+-.38109 51 -. 47275 +00000+ -64064 (6) --31613 --555¢0 .85711 61 1120. - 58355 12 12 48008.-. 497HT 61 14 1 F0652*-Ba --66214 (0) .90061 71 19079. 120000° +1095**.** 62641. 14329 -.6.8174 -.1530A 19840 19840 •00000• 1,0000 .710+7 •32169 (5) .47845 95095. 1.24Ru3 7162. --19334 -.25935 (5) 1, 41 2054A •1961+ 1,25901 Nb - 69043 •99691.-.00000. (5) \$00090' .00000**.** *00006* (~ 1 \$00009* ,000005, \$00000° .0000\$ *00000° \$00000. ,000005 1 *01010* *00000 \$) •00002 .00000 .00000. *C00002* (5) ₹0000€ . 000065 (*) \$00000° 1.06040 Zr •000005 SOM. & ZEWO IS INSERTED. .000005 (5) .16040 .00000\$ - 522AB •28646 1.60000 1 51 .68215 (4) .04387 -.02179 T (*) (*) --09058 1 41 (5) 61496*-(5) 18980° -•88041 (* 1 66868*-(†) († •20826 -.67043 .83620 .66140 (4) ,15289 (2) (*) \$0000**u*** .1528y -,90524 19 19 19 -,15306 -.57904 ⁻P₂0₅ -21625 (61 -51701 46469° .96717 -+05955 ••60720 •54826 61 --57985 •14550 61 •24844 († 1521-.32618 61 . 37100 (3 .86832 61 97089 55 61154. 80159**.** 18 (* 1 100000* . efiad 2680 DIVI 4) (4) (4) (4) (9) (9) [4] .4355a .4276A -.68174 19797. 57728. 18 1137 15692. 18 18 18 18 18 19 --55261 .86457 .132251 18 (8) 00000.1 --67986 100En. 2402 • 29405 A9165. THE COEFFICIENT IS NOT COMPUTED DUE TO A .17553 {* 00000° .37100 (*) •04205 -.80089 1 6) 18 (8) 1122.12 (6) .61040 (8) 44734 18 ••229865 1 81 , 342A9 1 81 (H) (8 1 665***-279455 • 1 1.00000 1.00000 (8) 85564 -- 779+2 К.0 -.51696 (8) •42968 .12007 •015d2 .17553 (5) 56552°-509010° 1.00008 .23394 (81 .32mlm --67043 67632. (8) 97601. 79290. 18 - 05443 ·75455 10119. • 02432 103513 --32266 •04299 --01632 (8) --34306 46965. 50.357 8 -,5/789 \$00000. ,00005 •64462 5) +08652 .]44]5 (n (n •06946 41 --32247 15 27345 15 15 1.00000 --32264 (7) 59652) -*##863 († 4] -.25749 (4) 1 5179 - 102179 -.19334 •38109 • 51 15 51 4) 4) --51504 27569 4) **u**2 • 00000 15 15 \$00000* .00005 •00000•• 61965 -84665--1.00400 *000000* -100005 --67312 •14323 (81 •36516 (8) •1760] •13362 11115--01582 01 (8) (8) •53063 (8) 1. 6178 --58350 (7) 18,1742 (8) --67372 •19696 • З ---D5443 .00005. (5) INDICATES --16963 (81 -16188 (8) -25242 -•05182 (8) --62660 (B) 90£9y•) 16 1 (* 0000v*1 --29348 1 9) --57769 18 191 1 81 ,13225 (8) ,24844 (6) 15 J +2024• 1 51 --20524 -.86505 (5) .50300 .04975 8) 44593 25(86. 52 15 1 15 1 -.57782 .74329 (5) -,70686 ,93615 1 -+43737 (8) 41210. 11119. 16 9) (1) (1) ,97089 (3 1 , 28646 (5) Co .06146 (8) -.47297 12 1 -.40861 (10473, (A) 1,00000 -,01817 . Ab457 74272. 15 100 •00000 • 35108 (81 • 15032 19864. 17 .19074 --33841 --26788 •02609 000001 90£99. -13362 (9 •57345 19513. --22896 (81 .03961 81 •14550 6) 15 (S 12 51153. 41120. ..84832 5) •96676 5) (8 (8) -01214 Ŀ LEHO DIVISOR. A ZERO IS INSERTED. .00005 1.00000 14 17691 .06466 1 8) --62660 --82660 .76019 (4) .19582 (8) -.00279 (8) .65856 (8) -+62187 (4) .46835 6) •02604 -109072 (8) († 1) 1 4) (†) E7842*-.68143 (6) --58490 -.32247 19290. .44722 +3737 -.57985 (6) 1320 +55561 •090065 (+ -) 6805E.) •85711 (6) .75267 1.00000 .93615 81 .]c]88 1 81 • 36516 (8) ,44734 (8) .86832 4,89899---23828 (6) -.19454 (8) •56222 { 8} -.24196 [41 ,81914, (3 --27084 .66610 1 8) -.44722 [B) .06928 1 •06946 41 97607. 18 •68976 (9) *00000\$ -- 33298 •66610 8) 06485*--.16963 .25378 (8) •56826 (6) (* *) --28629 •43647 (8) -+65717 --48698 (6) -.16215 100000 T --26788 (81 .67401 82 •14323 11118. 1-61040 (8 1) 4) 4) • 28873 6) († 92162**.** 0²W DUE TO A .06466 . 100005 -•68533 (8) (*) •20144 (8 8) -.16215 (^A) --27084 --33841 (8) (8 19804. -.05182 51673.-.14415 41 •02432 81 51725. (H -.36642 (3 (+ --(+ -) 67845. [4 --04016 .56256 8) .10884 81 172671 Eno COMPUTED 1 5) 45 45 ~•05955 41 •81914 61 -.49175 15 1 106----48698 •46935 •46935 13867 59252° --594.79 -.69412 •20144 (9) 12163 .43123 41816. •15323 •06513 1.06006 19119. 1961e 0.0652 HE COEFFICIENT IS NOT 15 J •55729 1 41 59186. 59 •00000**•** 1.00000 -.18397 --65717 1,24196 -.621A7 1 4) -96676 .5730A (7) 18627* (†) 15854. , ^{46,7}17 , 48587 (5) · 32169 --55500 .66513 --3430A 1218. .34780 95540 41 .000005 .43647 . 71047 18 19 000001 81 •55540 (4) .15323 .10A64 (8) •56222 8) --65956 (8) 14212. .50300 (B) (* *) 120031 --01637 •4/122 (8) (81737 6) 1 (*) 85860***-**--31613 61 --23516 13613.-19074 .000005. --00279 .04288 81 .66926 00000° •19979 18 • 34780 4) ,91816. 63 • 56256 4) --33296 -.19454 .18032 -++7247 (8) 18 1 18 1 --67372 .27568 .12097 8) .67980 81 (9, 101 (9, 101 •64983 41 •64064 .22416 4) NDICATES 61²03 \$00000" B .55729 1 41 7 -.68612 1 69 --51696 1 81 --44409 1 A) (8) 30462. .55222 (4) († 1 £0059°-1.60060 -.68533 (8) --28629 19582. (8) 4 8142 --5]504 (*) *5716*-4 \$ 7:40 -.21321 1 1 --23A2A .35104 (8) .06146 (8) -.04974 205 +21625 -.66214 (6) 1,03 - 66928 079 é urs R ŝ 003 CaO 2 12 n^e . G ra 001 **u**2 В о<u>,</u> 24 ¥2 e 1

CORRELATION MATRIX (SAMPLE SIZES IN PARENTHESES)

Þ

A

Fe0

3102

CaO



Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974 : 185-226

précoces. Par ailleurs, Co et Ni sont bien corrélés au niveau de ce groupe, Co l'étant également avec Mg et Ca.

L'opposition de ces éléments avec Al, Si, Na laisse supposer que Co et Ni se retrouvent dans les pyroxènes.

Pour Cu, Zn et Sr, aucune corrélation significative ne semble se dégager.

Lamprophyres feldspathiques

Deux groupements significatifs apparaissent dans ces roches : l'association feldspathique, très constante. qui regroupe Si, Al, Na, Ba et La, et les minéraux ferromagnésiens où se placent Fe, Mg, Mn, Ti, ainsi que V, Co, Cu, Zn, Cr, Ni, Y et B.

Cr, Ni, Y et accessoirement Zr, appartiennent probablement à deux minéraux hôtes, se dispersant entre les clinopyroxènes et les amphiboles ; quant à Ti et Zn, ils doivent également s'accumuler dans les biotites qui contiennent aussi Nb et Mn qu'elles partagent avec les sphènes dont la présence est soulignée par une bonne corrélation Y-Zr.

Enfin, Ca et P présentent une corrélation positive liée à la présence d'apatite.

Monchiquites afeldspathiques

Dans cette série, les corrélations sont relativement simplifiées. L'opposition Na-K est plus forte que précédemment et paraît indiquer un début de cristallisation du verre où d'ailleurs s'individualisent des plages analcimiques, vraisemblablement responsables de l'association Si, Al, Na.

Quant au comportement d'éléments tels que Cr, Ni, Co et Cu, il paraît difficile à dégager du fait de la liaison positive de tout un groupe d'éléments comprenant Fe, Mg, Ca, Ti, V, Cr, Co, Ni et Cu. La forte corrélation Mg-Ti semble bien correspondre aux pyroxènes titanifères, nombreux dans ce groupe.

Le groupement Mn, Y, indépendant des autres corrélations, traduit la présence d'un peu de sphène.

Bien que le comportement des éléments en trace soit difficile à suivre au niveau de ce groupe, il faut cependant remarquer que par le jeu des fortes corrélations négatives qu'ils ont avec d'autres éléments, Ba paraît suivre Si et Na.

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226

Ils se caractérisent essentiellement par une forte corrélation Si. Al. K due au caractère potassique des 60 à 70 % de feldspaths qui les composent. De ce fait, ce groupement dominant induit des oppositions avec tous les autres éléments. Bien que les roches de ce groupe ne contiennent que peu de minéraux autres que les feldspaths, et que, de surcroît, aient été incorporés à ce groupe des échantillons présentant des caractères intermédiaires entre trachytes et monchiquites, il est cependant possible, en analysant le jeu des diverses corrélations de P dans les trachytes (sur seulement trois données qui, pour cette raison, ne sont pas reportées dans la figure 13) et les phonolites, de dire que l'on retrouve dans ces deux groupes, des associations comparables avec cet élément, correspondant vraisemblablement à une relation directe de l'abondance du sphène et de l'apatite.

Les rares minéraux ferro-magnésiens des trachytes semblent contenir Cr, Co, Ni, Cu, V, Nb, ainsi que Zn.

Phonolites

Les corrélations entre éléments sont identiques à celles qui ont été vues précédemment (comme par exemple la forte opposition Na-K), mais elles sont moins nombreuses et plus dispersées, créant ainsi une difficulté supplémentaire pour suivre la répartition des différents éléments en trace dans des minéraux d'ailleurs plus diversifiés que dans tous les groupes précédents. Les éléments n'indiquent que peu ou mal quel est leur site préférentiel ; seul peut-être B, corrélé à Ni et Cr, pourrait ainsi montrer qu'il se concentre dans les minéraux premiers formés, qui sont ici, outre quelques rares phénocristaux de néphéline automorphes, de nombreux cristaux aciculaires d'aegyrine. En revanche, les groupements liés à l'apatite et au sphène, s'individualisent assez bien.

On constate que de façon générale, hormi pour les phonolites pour lesquelles les dosages sont souvent inférieurs à la limite de sensibilité des diverses méthodes utilisées, Cu suit l'association Ni-Cr, dans toutes les séries de l'ensemble alcalin.

CONCLUSION

Cette première tentative sur l'étude de la répartition et des corrélations des éléments majeurs et de quelques éléments en trace dans les différents ensembles éruptifs de la région ophiolitique du Baër-Bassit, apporte

cependant la confirmation des regroupements établis par l'un de nous (PARROT, 1974a) dans les séries laviques.

Elle met par ailleurs en évidence les rapports existant entre le complexe filonien et les laves en coussins qui lui sont directement associées, et ceux qui, outre la spilitisation qui l'affecte, associent à ces deux groupes les laves triasiques du volcano-sédimentaire.

Les filons diabasiques qui recoupent sporadiquement les gabbros et que l'on serait *a priori* tenté de rattacher à ceux qui constituent le complexe filonien, expriment au niveau des corrélations entre éléments pris deux à deux, des différences par rapport à ces derniers qui restent difficiles à expliquer et qui les rapprochent davantage de leurs gabbros hôtes.

Les groupements d'éléments mis en évidence pour les laves en coussins du niveau supérieur semblent bien indiquer la totale indépendance de ce groupe vis-à-vis des laves qu'il surmonte.

Enfin, les manifestations effusives alcalines à peralcalines les plus récentes du volcano-sédimentaire, présentent un lien évident entre tous les termes qui les composent, à l'exception des phonolites pour lesquelles de trop faibles teneurs en certains éléments oblitèrent leurs relations mutuelles.

Manuscrit reçu au S.C.D. le 13 décembre 1974

BIBLIOGRAPHIE

- CARR (M.H.) and TUREKIAN (K.K.), 1961. The geochemistry of Co. Geochim. Cosmochim. Acta, 23, nº 1/2, pp. 9-60.
- HEIER (K.S.) and TAYLOR (S.R.), 1959. Distribution of Li, Na, K, Rb, Cs, Pb and Tl in southern Norwegian pre-cambrian alkali feldspars. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 15, pp. 284-304.
- KHOMYAKOV (A.P.), 1963. Relation between content and composition of the rare earths in minerals. *Geochim.*, 2: 125-132.
- NOCKOLDS (S.R.) and ALLEN (R.), 1953, 1954, 1956. Geochemistry of some igneous rock series. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 4, pp. 105-142 (part I), 5, pp. 245-285 (part II), et vol. 9, pp. 34-77 (part III).
- OSTROSHCHENKO (V.D.), 1967. Geochemistry of B and Cs in the volcanic rocks of western Tien-Shan. *Geochem. internat.*, 4, pp. 800-806.
- PARROT (J.-F.), 1974 a. Les différentes manifestations effusives de la région ophiolitique du Baër-Bassit (nord-ouest de la Syrie). C.R. Acad. Sci., Paris, sér. D, 279, pp. 627-630.
- PARROT (J.-F.), 1974 b. L'assemblage ophiolitique du Baër-Bassit (nord-ouest de la Syrie) : Etude pétrographique et géochimique du complexe filonien, des laves en coussins qui lui sont associées et d'une partie des formations effusives comprises dans le volcano-sédimentaire. *Cah. ORSTOM*, *sér. Géol.*, VI, n° 2, pp. 97-126.

- PARROT (J.-F.), 1974 c. Le secteur de Tamima^h (Tourkmânnli) : Etude d'une séquence volcano-sédimentaire de la région ophiolitique du Baër-Bassit (nord-ouest de la Syrie). *Cah. ORSTOM, sér. Géol.*, VI, n° 2, pp. 127-146.
- PARROT (J.-F.) et DELAUNE (M.), 1974. Les terres d'ombre du Bassit (nord-ouest syrien). Comparaison avec les termes similaires du Troodos (Chypre). Cah. ORSTOM, sér. Géol., VI, nº 2, pp. 147-159.
- STAVROV (O.D.) and KHITROV (V.G.), 1960. Boron in rocks and pegmatites of Eastern Sayan. *Geokhimya*, 4, pp. 482-493.
- TAUSON (L.V.), 1964. Geochemistry of RE elements in eruptive igneus rocks, Moscou, 153 p.
- TAYLOR (S.R.), 1965. The application of trace elements data to problems in petrology. Physics and Chemistry of the Earth, vol. 6; pp. 133-213, Pergamon press, New York.
- Towell (D.G.), WINCHESTER (J.W.) and SPIRN (R.V.), 1965. RE distributions in some rocks and associated minerals of the batholith of Southern, California. J. Geophys. Res., 70, pp. 3485-3496.
- WAGER (L.R.) and MITCHELL (R.L.), 1951. The distribution of trace-elements during strong fractionation of basic magma : a further study of Skaergaard intrusion, East Greenland. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 1, pp. 129-208.
- ZNAMENSKY (E.D.), 1957. The average contents of Nb and Ta in igneous rocks and crust of the earth. *Geochem. internat.*, 8, pp. 855-860.

Cah. ORSTOM, sér. Géol., vol. VI, nº 2, 1974: 185-226