Zeitschrift:	Schweizerische mineralogische und petrographische Mitteilungen = Bulletin suisse de minéralogie et pétrographie
Band:	59 (1979)
Heft:	3
Artikel:	Zur Geochemie von Metapillows der Region Zermatt-Saas
Autor:	Bearth, P. / Stern, W.
DOI:	https://doi.org/10.5169/seals-46070

Nutzungsbedingungen

Die ETH-Bibliothek ist die Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften auf E-Periodica. Sie besitzt keine Urheberrechte an den Zeitschriften und ist nicht verantwortlich für deren Inhalte. Die Rechte liegen in der Regel bei den Herausgebern beziehungsweise den externen Rechteinhabern. Das Veröffentlichen von Bildern in Print- und Online-Publikationen sowie auf Social Media-Kanälen oder Webseiten ist nur mit vorheriger Genehmigung der Rechteinhaber erlaubt. <u>Mehr erfahren</u>

Conditions d'utilisation

L'ETH Library est le fournisseur des revues numérisées. Elle ne détient aucun droit d'auteur sur les revues et n'est pas responsable de leur contenu. En règle générale, les droits sont détenus par les éditeurs ou les détenteurs de droits externes. La reproduction d'images dans des publications imprimées ou en ligne ainsi que sur des canaux de médias sociaux ou des sites web n'est autorisée qu'avec l'accord préalable des détenteurs des droits. <u>En savoir plus</u>

Terms of use

The ETH Library is the provider of the digitised journals. It does not own any copyrights to the journals and is not responsible for their content. The rights usually lie with the publishers or the external rights holders. Publishing images in print and online publications, as well as on social media channels or websites, is only permitted with the prior consent of the rights holders. <u>Find out more</u>

Download PDF: 09.07.2025

ETH-Bibliothek Zürich, E-Periodica, https://www.e-periodica.ch

Zur Geochemie von Metapillows der Region Zermatt-Saas

von P. Bearth* und W. Stern*

Abstract

The present paper completes earlier analyses of the Zermatt ophiolitic rocks, published by BEARTH in 1967, 1971 and 1973. Thirty new X-ray fluorescence analyses of metapillows are listed, two thirds (pillow core, rim and matrix) showing chemical characteristics of diverging plate boundaries, i.e. of mid-ocean ridges. Main constituents and trace elements were treated according to methods proposed by PEARCE (1971, 1976).

Resumé

Die vorliegende Arbeit bildet eine Ergänzung zu den bisher veröffentlichten chemischen Analysen (BEARTH 1967, 1971 und 1973) aus den Ophiolithen von Zermatt-Saas. Sie befasst sich ausschliesslich mit Metapillowlaven. Zwei Drittel der Analysen von Pillowkern, -rand und -matrix entsprechen den Chemismen, wie sie von divergierenden Plattenrändern, d. h. von mittelozeanischen Rücken, bekannt sind. Zum Vergleich wurden neben den Hauptkomponenten auch Spurenelemente benützt und nach verschiedenen Methoden ausgewertet.

EINLEITUNG (PB)

Die Region von Zermatt zeigt die tektonische Gliederung der Westalpen in einer anderswo kaum mehr erreichten Klarheit, Vollständigkeit und Eindrücklichkeit¹). Die Basis des mächtigen Deckenstapels bilden die paläozoischen Gesteine der Bernhard- und der Monte Rosa-Decke, während das Dach durch die Viertausender der Dent Blanche-Decke repräsentiert wird. Zwischen diese Einheiten schieben sich die mesozoischen Bündnerschiefer (schistes lustrés) und Ophiolithe der komplexen *Piemontesischen Decke*, deren externer Teil überwie-

^{*} Mineralogisch-Petrographisches Institut, Universität Basel, Bernoullistr. 30, CH-4056 Basel.

¹) In geologischer, nicht aber in landschaftlicher Hinsicht, kann einzig Cogne (Prov. Aosta) damit verglichen werden.

gend aus Sedimenten besteht, während im internen Bogen die Ophiolithe dominieren, aus denen fensterartig die Kuppeln des Monte Rosa, des Gran Paradiso und der Dora Maira herausragen. Diese ophiolithreiche Zone bildet tektonisch eine selbständige Untereinheit der piemontesischen Decke, die – weil sie im Wallis zuerst als solche erkannt wurde – die *Ophiolithdecke von Zermatt-Saas*²) genannt wurde. Sie bildet den internen Bogen der Westalpen von Ligurien bis Zermatt.

Die Zone von Zermatt-Saas s.l. ist aus Teildecken und Schuppen verschiedener Grösse aufgebaut (BEARTH, 1973). Alle Elemente einer ozeanischen Kruste sind hier vertreten: serpentinisierte Ultramafite, Pyroxenite und Gabbros, basische Gänge, Laven (meist Pillowlaven) (BEARTH, 1967) und zugehörige Sedimente (BEARTH, 1976). Eine dem heutigen Modell der ozeanischen Kruste entsprechende stratigraphische Gliederung ist nur noch andeutungsweise vorhanden.

Volumenmässig spielen metamorphe Pillowlaven in der Ophiolithdecke von Zermatt-Saas eine ganz wesentliche Rolle. Sie sind in Eklogite, Glaukophanschiefer, Albitamphibolite, Prasinite und Ovardite umgewandelt, wobei die einzelnen Glieder in dieser Reihenfolge auseinander hervorgehen (BEARTH, 1959, 1962, 1967, 1973).

Über den Chemismus der Mineralien und Gesteine der metamorphen Pillowlaven von Zermatt und Saas orientieren vor allem die Arbeiten von BEARTH 1967, 1971 und 1973. Neuere Daten über die Mineralien sind von DAL PIAZ & ERNST (1978) publiziert worden. Sie stammen ebenfalls aus der Zone von Zermatt-Saas und zwar aus den an das Gebiet von Zermatt anstossenden italienischen Tälern Valtournanche und Val d'Ayas (Prov. Aosta).

Da jetzt eine grössere Anzahl chemischer Analysen von rezenten und subrezenten basischen Laven des Ozeanbodens vorliegt, haben wir zum Vergleich eine Reihe Analysen von Metapillowlaven aus dem Gebiet von Zermatt durchgeführt, wobei auch die Variation im Chemismus von Pillowkern, -rand und der Matrix berücksichtigt wurde. Bei der Mehrzahl der Pillows sind diese drei Abschnitte gut unterscheidbar. Der Kern ist feinkörnig, hat eklogitische Zusammensetzung und geht diffus in den dunkleren, amphibolitisierten Rand über. In ihm häufen sich oft die von FRY & FYFE (1971) beschriebenen Pseudomorphosen von Zoisit und Paragonit nach Lawsonit (vgl. auch BEARTH, 1973). Die Matrix zeichnet sich durch Heterogenität, grobes Korn und variable mineralogische Zusammensetzung aus. Sie führt neben Omphazit, Glaukophan, Zoisit, Paragonit und Phengit vor allem auch Quarz und Karbonat (meistens Kalzit).

Alle Proben wurden aus praktischen Gründen aus Moränenblöcken erbohrt.

²) Ursprünglich als Lokalname gedacht, wurde diese Bezeichnung von G. V. DAL PIAZ später auf den ganzen internen Ophiolithbogen der Westalpen ausgedehnt.

Die Mehrzahl stammt vom Täschtal, aus Moränen des Mellich- und des Längfluegletschers. Der Rest wurde Eklogiten der Allalinmoräne bei Mattmark entnommen. Sämtliche Proben stammen vom Pillowkomplex des Rimpfischhornes, der aus mehreren, durch Brekzien getrennten Laven besteht.

PROBENAHME (WS)

Grobkörnige, oder texturell inhomogene Gesteinskörper sind chemisch schwer erfassbar – eine Einzelprobe, oder eine kleine Probenserie hat aus folgendem Grund wenig Aussagekraft: im Falle der eklogitischen und amphibolitischen Pillowlaven liegt die maximale Korngrösse der Granate und Glimmer bei etwa einem halben Zentimeter. Dies müsste nach SCHROLL (1975, I, p. 15) zu

Fig 1: Schema der Probenahme an zwei Bohrkernen

	PVB 1730 Mattmark	VV 2601	IV 2000
	Dünnschliffplatte	AV 3001,	IX 3909
	Pillowkern 1	3684	3909
1			0,0,0
x	Pillowrand 1	3686	3910
0	Matrix zwischen Pillow 1 und 2	3689	3911
$\mathbf{\Sigma}$			
7	Pillowkern 1	3688	3912
12			
1			
5	Pillowkern 2	3691/92	3913
			0,10
	Dünnschliffplatte		
	PVB 1724 Täschtal		
	Matrix	3663/64	3914
<u>0</u> _	Pillowkern 6	3666	3915
4			
	Pillowkern 6	3667/68	3916
	Pillowkern 6	3670	3917
	Matrix muischen Billow 6 und 7	2671/73	2019
	Matrix zwischen Finow 6 und 7	30/1/72	3916
\mathbf{X}			
	Pillowkern 7	3674	3919
No.	Matrix zwischen Pillow 7 und 8	3675/76	3920
	Pillow 8	3678	3921
\mathcal{N}	Matrix + Pillowrand 8	3679/80	3922

2 cm

0

0 0 351

MATTMARK											
PVB	1730-1	1730-3a	1730–3b	1730-4	1730-7	1730-9	1729-1.1	1729-2.2	1729-2.3	1720-2.4	1729-2.5
Pillow Nr.	l verw.	l Kern	1 Rand	M 1/2	l Kern	2 Kern+R	d.3 Kern	3Rd.+M3/4	4 Kern+Rd.	M 4/5	5 Kern
XV	3681	3684	3686	3689	3688	3691	3990	3992	3993	3996	3998
IX	3908	3909	3910	3911	3912	3913	3975	3976	3977	3978	3979
Hauptkompon	enten Wt-%										
Sio,	47.9	48.2	46.9	33.0	48.0	49.4	50.4	49.8	51.7	46.3	48.5
Al,6,	15.8	14.4	16.0	15.2	14.7	14.3	12.5	23.0	14.5	19.8	16.9
Feoo	3.4	3.4	3.4	3.2	3.1	3.5	4.9	3.0	4.6	3.6	12.7
Feo J	5.5	5.2	6.1	5.6	6.3	5.0	4.8	4.2	6.6	3.8	4.9
OuM	.13	.12	.16	.15	.15	.11	.10	.16	.24	.13	.15
OgM	5.6	7.1	6.0	7.7	6.8	6.7	9.4	4.1	7.6	4.1	7.4
CaO	11.4	10.1	10.2	15.6	9.8	9.1	7.7	5.9	5.1	8.4	5.5
NarO	3.8	4.2	3.5	1.2	3.8	4.6	4.2	4.8	4.5	3.7	4.8
к _, 6	.59	.76	1.09	1.61	.95	1.34	.49	.19	06.	1.25	1.86
Tio,	1.83	2.02	1.53	2.00	1.48	2.09	1.60	1.88	2.11	3.33	1.78
$P_{,0c}^{4}$.34	.13	.37	.31	.28	.17	.22	.45	.14	.41	.53
H ² O ³ H	1.1	1.8	1.4	2.8	1.6	1.3	1.6	8,	1.1	1.9	1.5
cố ₂	1.8	2.4	2.9	10.9	2.9	2.0	1.3	qu		2.5	3.5
Summe	99.19	99.83	99.55	99.27	99.86	99.61	99.21	66.66	99.98	99.22	100.02
Niggli-Wert	۵۱										
al	22.6	20.4	22.8	19.2	20.9	20.8	17.6	35.9	21.6	31.4	25.5
fm	37.89	42.43	40.64	40.15	43.23	41.83	52.14	31.82	51.98	32.58	44.34
U	29.64	26.10	26.53	35.90	25.41	24.14	19.73	16.74	13.84	24.21	15.11
alk	9.85	10.98	9.92	4.70	10.38	13.15	10.48	15.53	12.50	11.79	14.97
si	116.3	116.3	113.9	70.9	116.2	122.3	120.6	131.9	131.0	124.6	124.4
ti	3.34	3.66	2.79	3.23	2.69	3.89	2.87	3.74	4.02	6.73	3.43
đ	.34	.13	.38	.28	.28	.17	.22	.50	.15	.46	.57
з	.35	.37	.33	.33	.30	.38	.47	• 39	.38	.46	.33
k	60.	.10	.17	.46	.14	.16	.07	.20	.11	.18	.20
mg	.53	.60	.53	.61	.56	. 59	.64	.50	.55	.50	.63

Bearth, P. und W. Stern

Tab. I Analysendaten

Kationen-%	Al	Fe + 3	Fe te	Mn	Mg	Са	Na	К	Ti	д	Summe	Spureneleme	S	CI	Sc	Tì	Cr	Co	NÌ	Cu	Zn	Rb	Sr	Х	Zr	QN	Ba	Pb	Rubrik PVB: Pill	:VX
76.0	17.88	2.45	4.41	.10	8.01	11.72	7.07	.72	1.32	.27	100.00	nte, ppm	< 50	Z 20	55	10950	130	▲ 50	130	65	200	25	265	30	160	40	230		E F	
C 3V	16.26	2.45	4.16	•00	10.13	10.37	7.80	.92	1.45	.10	66.66		150	20	45	12100	115	<50	135	70	210	20	220	15	155	50	270		'eld-Prober Me einzelr	abornumeri
U V	18.29	2.48	4.94	.13	8.67	10.60	6.58	1.34	1.11	.30	66.66		<50	<20	55	9150	100	<50	125	80	195	30	190	30	145	50	230		bezeichnun Der Pillowi	erung der
у О С	19.27	2.60	5.06	.13	12.40	18.07	2.51	2.22	1.62	.28	66.66		1100	< 20	70	12000	105	<50	135	105	175	30	415	40	175	85	285		g , vgl. Sch ndividuen s	RF-Schmelzp
	16 72	2.25	5.08	.12	9.77	10.13	7.10	1.16	1.07	.22	100.001		<50	<20	55	8850	06	<50	145	105	210	25	165	25	125	40	205		ind fortla	räparate (
	د.04 ۱∩ ∩1	2.50	3.97	.08	9.48	9.26	8.47	1.62	1.49	.13	100.00		<50	100	45	12550	115	A 50	160	100	200	30	115	15	145	35	270		J. l	Hauptkompo
([4/.0 13 08	3.50	3.81	.08	13.29	7.83	7.72	5.59	1.14	.17	100.00		<50	<20	45	9600	95	►50	190	75	205	20	100	35	185	35	340	125	+ + 	LIELU, AUYO Nente)
	1.04 00 NC	2.07	3.22	.12	5.61	5.81	8.55	2.22	1.29	.35	99.9 9		▲ 50	<20	25	11250	105	A 50	80	70	145	35	215	30	170	40	390	120		abevou vern
	40.0 16.07	3.25	5.18	.19	10.64	5.13	8.20	1.07	1.49	.11	66.66		≮50	<20	45	12650	110	< 50	180	65	260	25	95	45	195	30	365	155		, kana
(40° CC	22.64	3.10	.10	5.96	8.79	7.00	1.55	2.44	.33	100.00		√ 50	\$ 20	60	19950		4 50	130	010	140	25	375	55	305	80	625	125		
2	46.L 10 OF	1.93	3.89	.12	10.49	5.60	8.55	2.55	1.27	.42	100.00		2 € 0	0 0 V	35	10650		✓ 50	06	י ער ער	195	45	125	15	155	с с С	355	125	5 1	

,

Metapillows der Region Zermatt-Saas

353

TASCHTAL									
PVB	1724-a2	1724-a3	1724-a5	1724-b7	1724-C12	1724-C13	1724-C14	1724-C15	1724-C16
Pillow Nr.	M/6	6 Rand	6 Kern	6 Kern	L/M	7 Kern+Rd	.M 7/8	8 Kern	8Rd.+Matrix
XV	3663	3666	3667	3670	3671	3674	3675	3678	3679
IX	3914	3915	3916	3917	3918	3919	3920	3921	3922
Hauntkompone	inten Wt-8								
SiO	39.5	51.2	50.7	50.7	40.7	51.7	47.8	53.6	46.2
A1_0_	16.7	15.0	15.3	15.5	18.6	13.2	17.2	12.3	18.3
Fe 0	3.0	2.8	3.6	4.0	2.9	3.6	4.0	3.8	3.8
Fe0	5.7	6.2	5.8	4.8	4.2	5.7	5.0	5.8	5.5
MnO	.20	.15	.17	.13	.15	.14	.14	.12	.14
MgO	7.1	7.6	6.9	7.1	6.1	0.0	5.0	9.6	4.3
CaO	11.9	6.9	8.8	8.4	12.9	5.5	11.5	4.9	12.1
Na. O	3.7	5.3	4.5	4.9	3.9	5.5	3 . 9	5.5	3.6
× 20	.33	.13	.10	.11	.28	.23	.33	.21	.42
T10.	1.77	1.66	1.70	1.40	1.28	1.47	2.47	1.19	2.47
P_0_2	.25	.29	.38	.30	.49	.16	.39	.12	.31
-2-5 H_0	2.9	2.0	1.6	1.5	2.7	1.7	1.3	1.0	1.5
co ²	6.7	.2		.4	5.7	1.3	۲.	1.1	6.
2 Summe	99.75	99.43	99.65	99.33	06.66	99.20	99.73	99.24	99.54
Niggli-Werte	0								
al	22.28	21.99	22.07	22.46	25.11	19.37	24.59	18.08	25.99
fm	40.24	46.63	44.02	43.55	34.15	52.31	35.81	55.18	33.70
U	28.86	18.39	23.07	22.12	31.65	14.67	29.89	13.07	31.24
alk	8.59	12.98	10.83	11.84	90.06	13.63	9.68	13.63	9.05
si.	89.4	127.4	124.1	124.7	93.2	128.7	116.0	133.7	111.3
	3.01	3.10	3.12	2.75	2.20	2.75	4.50	2.23	4.47
- d	.23	.30	.39	.31	.47	.16	.40	.12	.31
З	.32	.28	.35	.42	.38	.36	.41	.37	.38
Х	.05	10.	.01	.01	.04	.02	.05	.02	.07
mg	.59	.60	.57	.59	.60	.63	.50	.64	.45

Tab. I

	44.2	20.6	2.73	4.40	.11	6.13	12.42	6.68	.51	1.77	.25	66 . 66		2000	►20	75	14800	250	▲ 50	135	95	140	15	335	50	190	60	390
	49.9	13.4	2.66	4.51	60.	13.31	4.88	9.92	.24	.83	60 .	66.66		< 50	80	30	7150	150	▲ 50	220	75	205	10	100	ъ	06	20	180
	45.3	19.2	2.85	3.96	.11	7.07	11.69	7.17	.39	1.76	.31	66.66		1000	A 20	70	14800	260	▲ 50	145	115	155	15	300	50	180	60	340
	48.6	14.6	2.54	4.48	.11	12.60	5.53	10.02	.27	1.03	.12	66.66		200	< 20	30	8800	140	A 50	125	85	225	15	50	ъ	70	70	150
	40.4	21.7	2.16	3.48	.12	9.02	13.72	7.50	.35	.95	.41	66.66		790	▲ 20	50	7650	145	∧ 50	145	135	135	10	285	25	110	40	190
£	47.5	17.1	2.82	3.76	.10	9.91	8.43	8.90	.13	1.04	.23	100.00		270	< 20	45	8400	175	< 50	170	85	185	15	180	15	110	35	245
	47.5	16.9	2.54	4.54	.13	9.64	8.84	8.18	.11	1.19	.30	66.66		< 50	< 20	50	10200	205	▲50	170	95	175	۲Û	180	30	130	20	245
	47.8	16.5	1.96	4.84	.11	10.58	6.91	9.60	.15	1.16	.22	66 . 66		▲ 50	< 20	50	9950	180	▲ 50	160	100	185	15	140	15	115	30	200
*	39.9	19.9	2.28	4.82	.17	10.70	12.89	7.25	.42	1.34	.21	66.66	emente, ppm	700	< 20	60	10600	185	▲ 50	140	120	155	15	200	25	145	40	285
Kationen-	Si	Al, 3	ъ Ч Ч Ч	Fe ^{t4}	Mn	Мд	Ca	Na	Ж	Ti	д.	Summe	Spurenel	ß	CI	SC	Тİ	Cr	S	Nİ	Cu	Zn	Rb	Sr	Х	Zr	Nb	Ba

14

.

" TASCHTAL	,				÷					
PVB	1726-1.1	1726-1.2	1726-2.2a	1726-2.2b	1726-2.3	1726-3.1	1727-1.2	1727-1.3	1727-2.1	1727-2.2
Pillow Nr.	9 Kern	·9Rd+M9/10	M 9/10	10 Rand	10 Kern	M 9/10	M/11	ll Kern	11Rd+11/12	12 Kern
XV	3969	3972	3973	3976	3977	3980	3981	3983	3986	3987
IX	3968	3969	3970	3971	3972	3973	3980	3981	3982	3974
Hauptkompone	enten Wt-%								,	
Sio,	51.5	51.8	60.9	52.3	51.3	57.8	47.2	49.4	47.5	52.0
al,ố,	15.4	16.1	6.8	17.9	16.4	13.5	19.8	13.8	18.8	15.0
Feo	4.0	3.6	œ.	3.8	3.6	2.6	3 . 5	2.3	3.3	2.1
Feó 3	4.2	4.7	2.7	5.1	3.4	3.5	5.0	7.4	6.0	6.7
MnO	.18	.18	60.	.25	.14	.16	.14	.22	.18	.15
MgO	4.1	3.7	4.7	2.1	3.5	2.8	3.5	8.1	4.8	6.2
CaO	9.5	9.2	10.5	10.7	10.1	9.8	14.2	9.1	12.2	6.0
Na,O	5.1	4.6	٥.	.2	4.5	2.1	1.9	3.5	2.1	5.2
к _, б	.10	11.	.04	.12	.13	.10	.44	.44	66.	.46
río,	1.87	1.94	.45	1.49	2.11	1.16	1.35	1.65	1.50	1.88
P,0 ⁶	.40	.39	.36	.38	.41	.37	.42	.11	.30	.36
H ² 0 ³	1.0	6.	1.2	1.8	1.7	2.2	1.4	1.6	1.6	4.1
cố_2	2.2	2.3	10.3	1.5	2.2	3.1	<u>L.</u>	2.4	۲.	qu
Summe	99.55	99.52	99.74	99.64	99.49	99.19	99.55	100.02	99.97	100.15
Niggli-Wert((J)									
al	24.5	26.2	15.3	30.4	26.9	26.7	28.3	19.4	26.6	23.7
fm	34.51	34.01	38.09	30.17	30.39	30.89	29.52	48.34	35.57	44.54
U	27.47	27.24	43.10	33.04	30.21	35.29	36.96	23.36	31.40	17.30
alk	13.51	12.51	3.44	6.36	12.40	7.05	5.15	8.80	6.40	14.35
si	139.0	143.2	233.4	150.8	143.2	194.3	114.7	118.4	114.1	140.0
ti	3.79	4.03	1.29	3.22	4.42	2.93	2.46	2.97	2.70	3.80
q	.45	.45	.58	.46	.48	.52	.43	.11	.30	.41
Μ	.46	.40	.21	.40	.48	.40	.38	.21	.33	.21
¥	.01	.01	.02	.03	.01	.03	.13	.07	.23	.05
Бш	.47	.44	.70	.29	.47	.45	.42	.59	.48	.55

N

Tab.I

356

Bearth, P. und W. Stern

	49.51	16.82	1.50	5.33	.12	8.79	6.11	9.59	.55	1.34	.29	100.00		3800	<20	45	11250	160	₹ 50	160	80	210	ъ	65	5	135	35	300	
	45.57	21.25	2.38	4.81	.14	6.85	12.53	3.90	1.21	1.08	.24	66.66		< 50	<20	20	9000	160	< 50	115	85	170	15	260	30	145	45	345	
	47.38	15.59	1.65	5.93	.17	11.57	9.34	6.50	.53	1.18	.08	66.66		290	<20	55	0066	165	< 50	170	100	225	10	120	25	145	40	325	
	45.60	22.54	2.54	4.03	.11	5.03	14.69	3.55	.54	.98	.34	66.66		< 50	< 20 €	70	8100	170	₹50	170	115	155	ъ	410	35	145	50	310	
	58.51	15.10	1.98	2.96	.13	4.22	10.62	4.11	.12	.88	.31	66.66		< 50	<20	40	6950	55	< 50	70	85	105	10	725	35	155	40	215	
	49.73	18.73	2.62	2.75	.11	5.05	10.48	8.45	.16	I.53	.33	66.66		< 50	< 20	45	12650	100	▲ 50	105	65	145	ŝ	585	25	235	50	360	
	51.69	20.84	2.82	4.21	.20	3.09	11.32	4.21	.15	1.10	.31	100.00		490	< 20	55	8950	75	<50	85	140	130	ß	850	50	200	35	305	
	65.81	8.65	.65	2.43	.08	7.56	12.15	1.88	.05	.36	.32	66.66		195	▲ 20	40	2700	40	▲ 50	70	50	95	ъ 2	485	10	75	15	85	
	49.91	18.28	2.60	3.78	.14	5.31	9.49	8.58	.13	1.40	.31	100.00		< 50	▲ 20	55	11650	95	▲ 50	120	65	170	10	430	40	265	40	370	
	49.35	17.38	2.88	3.36	.14	5,85	9.74	9.46	.12	1.34	.32	66.66	ente, ppm	< 50	< 20	55	11200	06	< 50	115	65	170	ഹ	385	20	245	50	345	
Kationen-8	Si	Al	Fe, 3	Fe ⁺²	Mn	Mg	Ca	Na	К	Tí	Ъ	Summe	Spureneleme	S	cl	Sc	Ti	Cr	S	Ni	Cu	Zn	Rb	Sr	Υ	Zr	dN	Ba	

Metapillows der Region Zermatt-Saas

357

einer minimalen Probenmenge von rund 10 kg führen. Wird aber der einzelne Pillowkörper als Grundeinheit genommen, so müssten Durchschnittsproben von Tonnenschwere entnommen werden.

Eine sinnvolle Probennahme sollte

- mit manipulierbaren Probenmengen auskommen (kg-Bereich)
- Lokalisierung der Einzelprobe ermöglichen, also nicht auf Gesteinsgrus von Sprengungen basieren
- frisches Gesteinsmaterial garantieren, also nicht auf Gesteinsoberflächen angewiesen sein.

Abschläge von Hand oder Sprengungen schieden somit a priori aus. Mittels eines tragbaren Bohraggregates (Benzinmotor, Generator, elektrischer Kernbohrer mit Stativ) wurden an ausgesuchten Moränenblöcken im hinteren Täschtal (Koord. 630.65 / 98.45 / 2400 m) und beim Mattmarkstaudamm (Koord. 640.0 / 100.7 / 2050 m) Kernbohrungen von jeweils 20 bis 30 cm Länge und 4.5 cm Durchmesser gezogen, und aus den Kernen mit der Diamantsäge Fragmente von jeweils Pillowkern, -rand und Matrix herausgeschnitten, Fig. 1 zeigt in schematischer Weise dieses Vorgehen anhand von zwei Bohrkernen. Angesichts der kompliziert geformten Pillowkörper liessen sich die verschiedenen Partien nicht immer sauber trennen – solche Fälle sind in der Analysentabelle entsprechend gekennzeichnet. Die einzelnen Sägefragmente, jeweils etwa 0.1 kg, wurden von Hand zerkleinert und in einer Achat-Scheibenschwingmühle pulverisiert; eine Behandlung mit dem Magnetseparator erfolgte nicht, um eine Entfernung von Erzen aus dem Gesteinspulver, sowie eine Klassierung des Pulvers zu vermeiden.

ANALYTIK

Von insgesamt dreissig Proben wurden je drei Analysenpräparate hergestellt, nämlich je zwei Schmelzaufschlüsse für die röntgenfluoreszenzanalytische Bestimmung der Hauptkomponenten, sowie ein polymerisierter Pressling für die RF-Spurenanalyse. Die analytischen Einzelheiten sind andernorts publiziert (STERN, 1979); die Zuverlässigkeit der Ergebnisse lässt sich wie folgt abschätzen:

Die zählstatistische Reproduzierbarkeit war in der Regel besser als 1% rel.

ERGEBNISSE

Insgesamt wurden 12 verschiedene Pillowkörper unterschiedlicher Grösse (ca. 10 bis 30 cm Längsachse) aus fünf Bohrkernen erfasst und nach Möglichkeit jeweils die Pillowkern- und Randpartie, sowie die zwischen den Pillows vorhandene Matrix gesondert analysiert. Die unterschiedliche Grösse der einzelnen Körper, bzw. die Kleinheit der Bohrkerne liess nur in wenigen Fällen eine, an sich wünschbare Entnahme mehrerer Proben aus demselben Komplex (Kern, Rand) eines einzelnen Pillows zu. Die Analysenresultate der chemischen Hauptkomponenten von 14 Kernen, 6 Säumen und 10 Matrixproben sind in Tab. 1 festgehalten.

Ein besonderes, und in der Literatur wenig beachtetes Problem ist die Anwesenheit von zum Teil erheblichen CO_2 -Konzentrationen in Metabasalten (vgl. auch LENSCH et al., 1979). Gerade in der neueren Literatur fehlen oft Angaben über den CO_2 -Gehalt, aber die teilweise hohen Glühverlust-, bzw. Wasserwerte legen den Verdacht nahe, dass CO_2 in Metabasalten generell eine chemische Hauptkomponente ist. Wo die petrographische Literatur Karbonate erwähnt (BEARTH, 1967, DAL PIAZ, 1979) ist insbesondere beim Matrixmaterial zwischen einzelnen Pillows in erster Linie Kalzit gemeint, das jedenfalls eine späte, alpinmetamorphe Bildung sein dürfte, wobei einstweilen ungeklärt ist, ob ledig-

Bereich	KERN		RAND		MATRIX	K
N	14		6		10	
	x	v (%)	х	v (%)	х	v (%)
A. Unkorrigier	te Werte					
SiO ₂	50.2	3.4	50.6	4.0	46.7	17.5
$Al_2 \tilde{O}_3$	14.8	8.8	16.9	20.0	16.5	23.9
FeO total	8.7	10.9	8.4	10.4	7.5	23.6
MgO	6.9	24.7	5.4	47.9	5.0	30.8
CaO	8.3	25.3	8.1	27.9	11.9	17.5
Na ₂ O	4.5	12.7	4.3	29.0	2.7	43.7
K ₂ Õ	.60	86.6	.60	124.5	.58	90.3
TiO ₂	1.77	15.4	1.66	12.3	1.78	46.2
H ₂ Õ	1.5	37.6	1.5	33.9	2.0	33.6
CÕ ₂	1.8	53.4	1.6	62.7	4.2	94.2
B. Kalzit-korri	gierte Werte					
SiO ₂	52.4	2.8	52.3	3.9	52.0	20.8
Al ₂ Õ ₃	15.4	9.8	17.4	18.6	18.1	21.0
FeO total	9.1	10.1	8.7	12.1	8.2	23.5
MgO	7.1	24.3	5.6	47.4	5.3	47.5
CaO	6.2	36.4	6.5	25.8	7.2	59.8
Na ₂ O	4.7	12.1	4.5	28.1	3.0	42.4
K ₂ Õ	.64	88.2	.60	122.6	.66	99.2
TiO ₂	1.85	15.9	1.72	12.1	1.95	44.4
H ₂ O	1.5	15.5	1.7	25.4	2.2	44.1

Tab. II: Durchschnittswerte und Variationskoeffizienten der chemischen Hauptkomponenten



360



N Pillows aus Neufundland, nach NORMAN & STRONG (1975)

lich CO₂ via wegsame Matrixbereiche zugeführt und Ca durch Mineral-Abbaureaktionen freigesetzt wurde, oder ob auch Kalzium durch metasomatische Prozesse hinzugekommen ist. Soll nun aber der Gesteinschemismus von Metabasalten zu Vergleichen mit rezenten basaltischen Gesteinen herangezogen werden (vg. p. 367), so sollte CO₂, bzw. Kalzit – als die mutmassliche karbonatische Hauptkomponente – rechnerisch eliminiert werden. In der bisherigen Literatur (ZB WILKINSON et al., 1974, CHURCH et al., 1975, NORMAN et al., 1975, OBER-HÄNSLI, 1978, NEALE, 1979, LIOU et al., 1979) ist dies nur in vereinzelten Fällen (BERTRAND et al., 1975) geschehen. Eine solche Kalzitkorrektur führt bei allen graphischen Darstellungen, die nicht auf Elementquotienten beruhen, sondern unmittelbar auf Kalzium abstützen, und vor allem auch bei der Pearce'schen Diskriminantendarstellung, zu ganz erheblichen Verschiebungen der Projektionspunkte, vgl. auch Fig. 2, 7. Diesem Sachverhalt ist es vermutlich auch zuzuschreiben, wenn sich einzelne Literaturdaten, bei denen infolge fehlender CO₂-Angaben keine Korrektur vorgenommen werden kann, abweichend verhalten.

Bei den Mittelwerten von Kern, Rand und Matrix (Tab. II) ist nach der Kalzitkorrektur in Richtung Matrix eine Zunahme von Al₂O₃ und TiO₂, sowie eine Abnahme von MgO und Na₂O feststellbar; SiO₂, FeO_{tot}, MnO und K₂O zeigen keine belegbare Tendenz. Im Einzelnen unterscheiden sich freilich Kern, Rand und Matrix in Bezug auf die Variationskomponenten der meisten Hauptkomponenten: die chemische Inhomogenität der Matrix ist um ein Vielfaches grösser als jene des Kerns. Die Pillowkerne streuen jedoch grössenordnungsmässig im Rahmen des zu erwartenden analytischen Fehlers (Varationsbreite umgekehrt proportional zur absoluten Konzentration) – Ausnahmen bilden MgO, CaO und K₂O. Entsprechend zeigt die Projektion der Analysen mit den Quotienten aus SiO₂ und Al₂O₃ einerseits, und CaO und MgO andererseits ein langgestrecktes, schmales Band, wobei erwartungsgemäss die Matrixpunkte stark streuen, aber auch Pillowindividuen aus ein und demselben Bohrkern bedeutend voneinander abweichen können, vgl. Fig. 3. Offensichtlich können Extremwerte der beobachteten Variationsbreiten in benachbarten, ca. ein Dezime-



Fig. 3: Chemische Hauptkomponenten als Quotienten im XY-Diagramm Kreise: Pillowkern, -rand, M Matrix Die Variationen von Pillowkern und -rand bewegen sich in einem schmalen Bereich, im Gegensatz zu Matrix

a. Projektion ohne Kalzitkorrektur

b. Projektion nach Kalzitkorrektur

ter voneinander entfernten Pillowkörpern auftreten und es liegt nahe, hierfür nicht metamorphe Differentiationsvorgänge verantwortlich zu machen. Vielmehr dürften sich hier primäre, präalpinmetamorphe chemische Unterschiede abbilden. Ein ähnlich konservatives Verhalten ist schon früher beim Vergleich von Kern und Rand metamorpher Pillows festgestellt worden, z. B. von VAL-LANCE (1965).

Ähnliches ist über die Matrix zu sagen: im Bohrkern benachbarte Matrixproben streuen unter Umständen in weiteren Grenzen als Stichproben aus Bohrkernen verschiedener Provenienz. Auch hier ist die Annahme primärer Stoffunterschiede die wahrscheinlichste, obwohl die Matrix infolge ihrer grösseren Wegsamkeit alpin-metamorphen Veränderungen in erhöhtem Masse ausgesetzt gewesen ist.

Grundsätzlich eignen sich Spurenelemente für manche geochemischen Fragestellungen besser als die Hauptkomponenten, da z. B. bei Elementverteilungen zwischen verschiedenen koexistierenden Phasen die Nernst'schen Gesetze für kleine Konzentrationen Gültigkeit haben, aber nicht unbedingt für grosse. Andererseits sind Spurenelemente im allgemeinen mit einem grösseren analytischen Fehler behaftet, sodass Elementquotienten a priori stärker streuen müssen, vgl. Fig. 4.

Ferner wird noch immer nicht auszuschliessen sein, dass spezifische Analysenverfahren (element-)spezifische Absolutfehler aufweisen, dass also Daten,

								Du	110
1 Kern	IX 3908	130	130	70	200	265	160	230	40
1 Kern	IX 3909	115	135	80	210	220	155	270	50
1 Kern	IX 3912	90	145	100	210	190	125	205	40
1 Rand	IX 3910	100	125	85	195	165	145	230	50
6 Kern	IX 3916	205	170	80	175	180	130	245	20
6 Kern	IX 3917	175	170	85	185	180	110	245	35
6 Rand	IX 3915	180	160	90	185	140	115	200	30
P (%), vgl. unte	n	>99	>99		>99		>95		>95-
Matrix	IX 3970	40	70	45	95	485	75	85	15
idem	IX 3973	55	70	70	105	725	155	215	40
id+rand	IX 3969	95	120	65	170	430	265	370	40

Tab. III: statistisch belegbarer Unterschied im Spurengehalt verschiedener Pillowindividuen

P ist die Wahrscheinlichkeit für die Richtigkeit der Aussage, dass Pillow 1 und Pillow 6 in bezug auf ein gegebenes Spurenelement voneinander verschieden sind. Nicht signifikante Wahrscheinlichkeiten von P <95% wurden nicht in die Tabelle aufgenommen. Zu beachten ist der besondere Charakter der Stichproben aus einer Matrix (grosse Variationsbreiten der meisten Spurenelemente).





Fig. 4: Spurenelemente und ihre Verteilung zwischen einzelnen Pillowindividuen. Kreise = Kern, Punkte = Rand, M = Matrix. Numerierung der Pillows, sowie Bezeichnung des Bohrkerns vertikal angeordnet.

die nach derselben analytischen Methode gewonnen worden sind, ein überzeugendes geochemisches Bild ergeben können, aber nicht mit Literaturwerten konsistent sind. Schon aus diesem Grunde ist es unerlässlich, dass nicht nur Hinweise auf die analytischen Grundlagen mitpubliziert werden, sondern auch die chemischen Rohdaten – und nicht nur die aus jenen abgeleiteten Diagramme.

Während die Hauptkomponenten, bzw. deren Änderung von Ort zu Ort, sich im allgemeinen auch in einer mineralogischen Variation widerspiegeln müssen, gilt Analoges für die Spurenelemente nicht unbedingt, d.h. es sind Streuungen der Spurengehalte auch in mineralogisch homogenen Gesteinen denkbar. Man sieht sich demnach vor die Aufgabe gestellt, als erstes die chemische Variation im Kleinbereich (cm³, dm³) zu prüfen, ehe etwa die einzelnen Pillowkörper miteinander verglichen werden können, oder generelle Aussagen über den Spurenchemismus möglich sind. Es ist unerlässlich, in einem Testfall von je einem Pillowkörper mehrere Proben zu entnehmen und getrennt zu analysieren. Mittels geeigneter statistischer Verfahren ist es dann möglich, elementweise eine Wahrscheinlichkeit anzugeben für die Aussage, dass die untersuchten Pillows - in Berücksichtigung der Stichprobenzahl - verschieden sind oder nicht, vgl. Tab. III. Unterschiede werden sich dann nachweisen lassen, wenn erstens die chemische Variationsbreite innerhalb eines Pillowindividuums kleiner ist als zwischen verschiedenen Individuen, und wenn zweitens der analytische Fehler kleiner ist als die natürliche Variationsbreite eines Elementes. Aus Tab. III ist ersichtlich, dass sich zwei Pillows in Bezug auf gewisse Spurenelemente in statistisch signifikanter Weise (Wahrscheinlichkeiten grösser 95%) unterscheiden. Beim Vergleich von Pillows und Matrix fällt auf, dass Strontium und Barium in der Matrix in höheren, Nickel und Zink dagegen in tieferen Konzentrationen vorliegen als in den Pillows, vgl. Fig. 4.

ZUR HERKUNFT DER OPHIOLITHE

Die Ophiolithe von Zermatt-Saas werden aufgrund feldgeologischer Evidenzen, und im Lichte der neueren plattentektonischen Vorstellungen als alpinmetamorphe Zeugen einer ozeanischen Kruste der Tethys interpretiert (BE-ARTH, 1973). Bisher sind von verschiedenen anderen Provenienzen chemische Daten metamorph überprägter Ophiolithe vorgelegt worden, nämlich in chronologischer Folge, unter anderen (siehe Seite 366).

Es fällt auf, dass aus der grossen Zahl möglicher Spurenelemente nur jeweils einige wenige herangezogen werden, um Ähnlichkeiten mit rezenten Gesteinen zu belegen, bzw. anhand von chemischen Analogien die Genese abzuleiten. Dass die Wahl auf Ti, Y, Zr plus allenfalls Sr und Nb gefallen ist, hat zwei Hauptursachen: erstens handelt es sich um wenig mobile Elemente, von denen

Provenienz	Autoren	geochemische Kriterien
Zypern	Pearce & Cann, 1971, 1973 Pearce 1975	Ti, Y, Zr
Tauern	BICKLE & NISBET, 1972	Ti, Y, Zr
Tonga	Ewert & Bryan, 1972	Ti, Zr
Schottland	Wilkinson & Cann, 1974	Ti, Y, Zr; Y/Nb
Appalachen	Kean & Strong, 1975	Ti, Zr
Ital. Alpen	Dal Piaz & Ernst, 1978	AFM
Ligurien	Cortesogno, Galbiati, Principi & Venturelli, 1978	
Iran	Lensch, Nihm & Alavi, 1979	AFM
Tessiner Alpen	Evans & Trommsdorff, 1979	Ti, Y, Zr
Neufundland	Upadhyay & Neal, 1979	Ti, Zr
(Publikationen mit	Originaldaten)	* .

angenommen werden darf, dass sie durch Metamorphose und Verwitterung wenig beeinflusst werden (PEARCE & CANN, 1973), und zweitens sind es Elemente, die als Spuren noch in so hohen Konzentrationen anwesend sind, dass sie mit verhältnismässig einfachen Mitteln hinreichend genau erfasst werden können. Grundsätzlich aber vermöchten Seltene Erden oder gewisse Isotopen ebenfalls wichtige genetische Hinweise zu geben.

Obwohl sich die Verwendung von Spurenelementen als geochemisches Hilfsmittel offensichtlich eingebürgert hat, und dieses Kriterium im folgenden auch angewendet werden soll, seien vorweg einige einschränkende Einwände festgehalten:

- bei allen Vergleichen von metamorphen Gesteinen mit rezenten Vulkaniten müssen statistisch auswertbare Grössen, d.h. unmanipulierte chemische Originaldaten in grösserem Umfang vorliegen; Einzelanalysen haben in der Regel keine Aussagekraft
- der Datenbedarf ist infolgedessen im allgemeinen zu gross, als dass das gesamte Untersuchungsmaterial und Vergleichsmaterial von einem einzigen analytischen Labor erarbeitet werden könnte, vielmehr werden generell Literaturdaten zum Vergleich herangezogen
- die Konsistenz von Daten verschiedener Herkunft wird vorausgesetzt, aber nicht bewiesen
- Informationen über Stichprobengewinnung und -umfang, über Probenaufarbeitung, über Analysenzuverlässigkeit usw. sind unvollständig oder fehlen öfters ganz, so dass sich über die Signifikanz der chemischen Vergleiche nichts Abschliessendes sagen lässt

- die natürlichen chemischen Variationsbreiten rezenter Vulkanite des Meeresbodens – welche die Basis jeder vergleichenden Argumentation bilden – können nicht als im vollen Umfang bekannt gelten, mit überraschenden neuen Daten ist grundsätzlich zu rechnen
- generell sind die Ergebnisse vergleichender Betrachtung in Kategorien der statistischen Wahrscheinlichkeit, und nicht in solchen der absoluten Gültigkeit zu werten.

Chemische Variationen werden zweckmässigerweise entweder direkt graphisch, oder nach mathematischer Verarbeitung der Ausgangsgrössen, z.B. nach einer Diskriminantenanalyse, dargestellt. Die Diskriminantenanalyse versucht, aufgrund gut bekannter Zusammenhänge variable Grössen auf mathematischem Wege so zu verknüpfen, dass (zuvor festgelegte) unterscheidbare Gruppen resultieren: chemische Daten einerseits (etwa die Spurenelemente Ti, Zr, Y, oder Hauptkomponenten), und die Verbreitung dieser Grössen in plattentektonischen Einheiten andererseits (PEARCE & CANN, 1971, 1973, PEARCE, 1976).

Schema		Auftreten	Gesteine	Signatur
	konvergierend	vulk. Inselbogen	Tief-K-Tholeiite Kalk-Alkalibasalte	
Plattenrand				5
	divergierend	mittelozeanische Rücken	Tholeiite/ Alkalibasalte	
	ozean. Kruste	ozean. Inseln hot spots	Tholeiite/ Alkalibasalte	
Platten-Inneres				
	kontinentale	kontinentale	Tholeiite/	
	Kruste	Vulkanite	Alkalibasalte	

Die untersuchten Pillowlaven von Zermatt-Saas erweisen sich aufgrund ihrer chemischen Zusammensetzung mehrheitlich als Gesteine, die einem Platten*rande* zuzuordnen sind, und zwar unabhängig davon, ob Spurenelemente (vgl. Fig. 5), oder Hauptkomponenten (vgl. Fig. 6) als Gruppierungskriterien verwendet werden. In dieser Hinsicht sind die Ergebnisse konsistent.Die Darstellung der Hauptkomponenten nach der Pearce'schen Diskriminantenanalyse (Fig. 6) berücksichtigt die oben diskutierte Kalzitkorrektur. Eine solche führt zu einer Verschiebung der Projektionspunkte aus dem Geiet der kontinentalen/hot spot-Basalte hinaus in jenes der ozeanischen Gesteine, wie sich am Datenmaterial von VALLANCE (1965) und OBERHÄNSLI (1977) schön zeigen lässt (vgl. Fig. 7).



Fig. 5a: Literaturdaten von rezenten und metamorphen Basalten im Pearce'schen Ti-Zr-Y / Dreieck. Rezente nach PEARCE, 1973: P = Mittelwerte von Gruppen. Symbole: gefüllte Kreise = Basalte von ozeanischen Inseln und Kontinenten, Feldsignatur gepunktet; offene Kreise = Basalte des Ozeanbodens (mittelozeanische Rücken), Feldsignatur vertikal gestreift; gefüllte Dreiecke = Tief-K-Tholeiite der Inselbogen, Feldsignatur diagonal gestreift; offene Dreiecke = Kalk-Alkalibasalte der Inselbogen, Feldsignatur diagonal gestreift. Metabasalte nach PEARCE, 1971. Symbol G (Grossglockner)

WILKINSON & CANN, 1974. Symbol W (Grossbritannien) PEARCE, 1975. Symbol Z (Pillows Zypern) CORTESAGNO et al., 1978. Symbol C (Ligurien)

Zusammenfassend ist festzuhalten, dass die untersuchten Pillows von Zermatt-Saas generell einen hohen Natriumgehalt aufweisen, wobei die Matrix in der Regel Na-ärmer ist als die benachbarten Pillowkörper. Einen ähnlichen, und auch in der Literatur (VALLANCE, 1965; BERTRAND, 1976) belegten Trend zeigen Kern- und Randpartien einzelner Pillowindividuen (vgl. Fig. 8). Im Na₂O/CaO-Diagramm fallen die untersuchten Pillows ohne Kalzitkorrektur zur rund 25%, nach Kalzitkorrektur zu etwa 50% in das Spilitfeld; auf die Problematik des oft hohen Karbonatgehaltes metamorpher Ophiolithe wird kurz eingegangen – weiterführende Studien wären notwendig.

Obwohl die untersuchten Pillowlaven alpinmetamorph überprägt sind, und vor allem die Matrix intensiv verändert worden ist, hat sich der ursprüngliche Chemismus so weit erhalten, dass ein Vergleich mit rezentem Gesteinsmaterial



Fig. 6a: Projektionspunkte im Diskriminantenfeld nach PEARCE (1976); Literaturwerte ohne Kalzitkorrektur. Für Signaturen vgl. Fig. 5a.

Für Symbole C, E, L, V, vgl. Fig. 8a: B = nach BERTRAND (1975), Pillows Guatemala

G = nach Cortesogno et al., (1978), Ligurien P = nach PEARCE (1975), Zypern. Fett: Mittelwerte verschiedener Gruppen



Fig. 6b: Projektionspunkte im Diskriminantenfeld nach PEARCE (1976); Metapillows Zermatt-Saas, nach Kalzitkorrektur



Fig. 7: Projektionspunkte im Diskriminantenfeld nach PEARCE (1976); Literaturwerte nach VALLANCE (1965) und OBERHÄNSLI (1977): Originalwerte ohne Kalzitkorrektur = offene Kreise, nach Kalzitkorrektur = gefüllte Kreise. Für Signaturen vgl. Fig. 5a. Bemerkenswert ist das fast vollständige Verschwinden «kontinentaler» Basaltschemismen nach der Kalzitkorrektur im F_1/F_2 -Feld!



Fig. 8a: Projektionspunkte im Na / Ca-Diagramm. Metapillows Zermatt-Saas = Kreise; Literaturwerte V nach VALLANCE, 1965 (Grossbritannien)

- C nach CANN, 1969 (Mittelozeanische Rücken, Carlsberg Ridge)
- K nach KAY et al., 1970 (Mittelozeanische Rücken)
- P nach BEARTH et al., 1971 (Zermatt-Saas)
- D nach DAL PIAZ et al., 1978 (Piemont)
- E nach EVANS et al., 1979 (Cima di Gagnone)
- L nach LEUSCH et al., 1979 (Iran)

Keine Kalzitkorrektur



Fig. 8b: Projektionspunkte im Alkali-Si Diagramm. Metapillows Zermatt-Saas = Kreise (Pillowkern), Dreiecke (Pillowrand) Literaturwerte siehe Legende Fig. 8a Keine Kalzitkorrektur

bekannter Herkunft und Genese eine klare chemische Verwandtschaft mit ozeanischen Vulkaniten belegt, mit Förderprodukten, wie sie von Rändern tektonischer Platten bekannt sind. Die geochemischen Befunde stützen damit die früher gemachte Aussage (BEARTH, 1973), dass es sich bei den Ophiolithen von Zermatt-Saas um Gesteine der ozeanischen Kruste der Tethys handelt.

Verdankungen

Die Autoren sind dem Schweizerischen Nationalfonds für die Zusprache eines Beitrages (Nr. 2539-076) verpflichtet. Ferner danken sie den Herren Fischer und Meyer für die Durchführung der Kernbohrungen, Herrn Brugger für die Reinzeichnung der Figuren, sowie dem Kollegen Prof. Frey für kritische Durchsicht des Manuskriptes und anregende Diskussion.

Bibliographie

SMPM = Schweiz. Mineral. petrogr. Mitt.

- BEARTH, P., 1959: Über Eklogite, Glaukophanschiefer und metamorphe Pillowlaven. SMPM 39, 767
- BEARTH, P., 1962: Versuch einer Gliederung alpin-metamorpher Serien der Westalpen. SMPM 42, 127
- BEARTH, P., 1967: Die Ophiolithe der Zone von Zermatt-Saas Fee. Beitr. Geol. Karte der Schweiz, Neue Folge, 132. Lieferung
- BEARTH, P., 1973: Gesteins- und Mineralparagenesen aus den Ophiolithen von Zermatt. SMPM 53, 299
- BEARTH, P., 1974: Zur Gliederung und Metamorphose der Ophiolithe der Westalpen. SMPM 54, 385
- BEARTH, P., 1976: Zur Gliederung der Bündnerschiefer in der Region von Zermatt. Ecl. Geol. Helv. 69, 149
- BEARTH, P., & STERN, W., 1971: Zum Chemismus der Eklogite und Glaucophanite von Zermatt. SMPM 51, 349
- BERTRAND, J., & VUAGNAT, M., 1975: Sur la présence de basalte en coussins dans la zone ophiolitique méridionale de la Cordillère Centrale du Guatémala. SMPM 55, 136
- BERTRAND, J., & VUAGNAT, M., 1976: Etude pétrographique de diverses metabasites ophiolitiques du Guatémala et de leurs inclusions. SMPM 56, 527
- BICKLE, M.J., NISBET, E., 1972: The oceanic affinities of some alpine mafic rocks based on their Ti-Zr-Y contents. J. geol. Soc. 128, 267
- CORTESOGNO, L., GALBIATI, B., PRINCIPI, G., & VENTURELLI, G., 1978: Le brecce ofiolitiche della Liguria orientale: nuovi dati e discussione sui modelli paleogeografici. Ofioliti 3, 99
- CHURCH, W. R., & COISH, R. A., 1976: Oceanci versus island arc origin of ophiolites. Earth Planet. Sc. L. 31, 8
- DAL PIAZ, G. V., & ERNST, W.G., 1978: Areal Geology and Petrology of Eclogites and Associated Metabasites of the Piemonte Ophiolite Nappe, Breuil-St. Jacques, Italian Western Alps. Textonophys. 51, 99
- ERNST, W.G., & DAL PIAZ, G.V. 1978: Mineral parageneses of eclogitic rocks and related mafic schists of the Piemontese ophiolitic nappe, Breuil-St. Jacques area, Italian Alps. Amer. Miner. 63, 62

- EVANS, B.W. & TROMMSDORFF, V., 1979: Petrology of an eclogite-metarodingite suite at Cima di Gagnone, Ticino, Switzerland. Am. Mineral. 64, 15
- EWART, A., & BRYAN, W.B., 1972: Petrography and Geochemistry of the Igneous Rocks from Eua, Tongan Islands. Geol. Soc. Amer. Bull. 83, 3281
- FRY, N., & FIFE, W.S., 1971: On the significance of the eclogitic facies in alpine metamorphism. Verh. Geol. Bundesanstalt (Wien) 2, 257
- HSÜ, K.J., 1979: Thin-skinned plate tectonic during neo-alpine orogenesis. Amer. J. Sc. 279, 353
- IRVINE, T. N., & BARAGAR, W. R., 1971: A Guide to the Chemical Classification of the Common Volcanic Rocks. Canad. J. Earth Sc. 8, 523
- KAY, R., HUBBARD, N.J., & GAST, P.W., 1970: Chemical Characteristics and Origin of Oceanic Ridge Volcanic Rocks. J. geophys. Res. 75, 1585
- KEAN, B.F. & STRONG, D.F., 1975: Geochemical evolution of ordovician island arc of the central Newfoundland Appalachians. Amer. J. Sc. 275, 97
- LENSCH, G., NIHM, A., & ALAVI-TEHRANI, N., 1979: Major element geochemistry of the ophiolites north of Sabzevar (Iran). N. Jb. Geol Paläont. Mh. 7,415
- LIOU, J.G., & ERNST, W.G., 1979: Oceanic Ridge Metamorphism of the East Taiwan Ophiolites. Contr. Mineral. Petrol. 68, 335
- NESBIT, R. W. & SUN, S. S., 1976: Geochemistry of Archaean Spinifex-textured Peridotites and Magnesian and Low-magnesian Tholeiites. Earth Planet. Sc. L. 31, 433
- NORMAN, R. E. & STRONG, D. F., 1975: The Geology and Geochemistry of ophiolitic Rocks Exposed at Ming's Bight, Newfoundland. Canad. J. Earth Sc. 12, 777
- OBERHÄNSLI, R., 1977: Natriumamphibol-führende metamorphe basische Gesteine aus den Bündnerschiefern Graubündens. Diss ETH Zürich
- OBERHÄNSLI, R., 1978: Chemische Untersuchungen an Glaukophan-führenden basischen Gesteinen aus den Bündnerschiefern Graubündens. SMPM 58, 139
- PEARCE, J.A., 1975: Basalt geochemistry used to investigate past tectonic environments on Cyprus. Textonophys. 25, 41
- PEARCE, J.A., 1976: Statistical Analyses of Major Element Patterns in Basalts. J. Petrol. 17, 15
- PEARCE, J.A., & CANN, J.R., 1971: Ophiolite origin investigated by discriminant analysis using Ti, Zr, Y. Earth Planet. Sc. L. 12, 339
- PEARCE, J.A., 1973: Tectonic setting of basic volcanic rocks determined using trace element analysis. Earth Planet. Sc. L. 19, 290
- SCHROLL, E., 1975: Analytische Geochemie. 2 Bde, Stuttgart
- STERN, W. B., 1979: Probleme der quantitativen röntgenspektrometrischen Analyse von Hauptkomponenten und Spuren in geologischen Proben. SMPM 59, 83
- UPADHYAY, H.D., & NEALE, E.R.W., 1979: On the tectonic regimes of ophiolitic genesis. Earth Planet. Sc. L. 43, 93
- VALLANCE, T.G., 1965: On the chemistry of pillow lavas and the origin of spilites. Mineral. Mag. 34, 471
- WILKINSON, J. M. & CANN, J. R., 1974: Trace elements and tectonic relationships of basaltic rocks in the Ballantrae igneous complex, Ayrshire. Geol. Mag. 111, 35

Manuskript eingegangen am 30. November 1979