

**Zeitschrift:** Schweizerische mineralogische und petrographische Mitteilungen =  
Bulletin suisse de minéralogie et pétrographie

**Band:** 11 (1931)

**Heft:** 2

**Artikel:** Beitrag zur Petrographie der Vogesen

**Autor:** Freidlaender, C. / Niggli, P.

**DOI:** <https://doi.org/10.5169/seals-12549>

### **Nutzungsbedingungen**

Die ETH-Bibliothek ist die Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften. 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. [Siehe Rechtliche Hinweise.](#)

### **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. [Voir Informations légales.](#)

### **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. [See Legal notice.](#)

**Download PDF:** 26.04.2025

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

# Beitrag zur Petrographie der Vogesen

Von C. Friedlaender und P. Niggli in Zürich

## ZUSAMMENFASSUNG

Petrographische Beschreibung wesentlicher Typen von Vogesen-Gesteinen, besonders aus den Gebieten des Kammgranits und des Hochfeld-Massivs. Im Andlau-Granit wurde akzessorisch Phenakit festgestellt. An Hand von 16 neuen Gesteinsanalysen (S. PARKER und P. ESENWEIN) und modalen Mineralbestandsangaben Charakterisierung der chemischen Verhältnisse und Bemerkungen zur Frage der Klassifikation nach Mineralbestand und Chemismus.

## ÜBERSICHT

I. Gesteinsbeschreibungen und Analysenwerte (C. FRIEDLAENDER)	366
A. Gesteine aus dem Gebiet des Kammgranits	367
Kammgranit	367
„ granodioritische Varietät	370
Feinkörniger Zweiglimmergranit	372
Bressoirgranit	374
Granitporphyr	375
Lamprophyr	377
Hornblendit	378
B. Gesteine aus dem Gebiet des Hochfeld-Massivs	380
Hochfeld-Granit (Granodiorit)	381
Diorit	382
Granodiorit von Andlau	384
Identifizierung von Phenakit	385
Basische Schliere im „Andlau-Granit“	387
Granitporphyr Gibet	388
Granitporphyr Fouday	390
Vogesit	392
Andesittuff St. Nabor	304
Porphyr (Devon) St. Nabor	386
Limburgit Riquewahr	397
II. Die chemischen Verhältnisse der herzynischen Eruptivgesteine der Vogesen (P. NIGGLI)	400
1. Zum Kammgranit gehörige Eruptivgesteine	400
Tabelle 1. Molekularwerte von Gesteinen aus dem Gebiet des Kammgranits	402
Tabelle 2. Magmentypen und Vergleichsanalysen	402

2. Das Gebiet der Hochfeld-Intrusiva . . . . .	408
Tabelle 3. Molekularwerte von Tiefengesteinen aus dem Hochfeld- massiv . . . . .	409
Tabelle 4. Molekularwerte von Ganggesteinen aus dem Hochfeld- massiv . . . . .	409
Literatur . . . . .	411

Im Herbst 1927 fand eine Exkursion der Schweizerischen Mineralogisch-Petrographischen Gesellschaft in die Vogesen statt, über die seinerzeit ein Bericht von H. PREISWERK und O. GRÜTTER in dieser Zeitschrift erschienen ist (8). Die wesentlichen Typen des bei dieser Exkursion von P. NIGGLI und A. STRECKEISEN gesammelten Materials wurden in der Folge im Mineralogisch-Petrographischen Institut der E. T. H. in Zürich von Frau Dr. S. PARKER (Analysen 1, 2, 4—6, 8—12, 14—16) und Herrn Dr. P. ESENWEIN (Analysen 3, 7, 13) der chemischen Analyse unterworfen. Die Analysen wurden nach der u. A. von J. JAKOB<sup>1)</sup> angegebenen Methode ausgeführt. Jedoch wurde das Gesamt-Eisen nicht, wie dort angegeben, durch Titration mit  $\text{KMnO}_4$ , sondern, nach vorgängiger Trennung von der Tonerde durch  $\text{KOH}$ , gravimetrisch bestimmt. Bekanntlich übt ein Gehalt von  $\text{TiO}_2$  über 0,5 %, wie er in den untersuchten Gesteinen durchwegs vorliegt, einen störenden Einfluss bei der Titration aus, indem ein Teil des Titans von naszierendem Wasserstoff reduziert wird.

Die geographisch-geologische Orientierung gibt die dem erwähnten Bericht beigegebene Kartenskizze (8, S. 428) von M. REINHARD und H. PREISWERK 1:300,000, sowie die geologische Karte von JUNG (2) 1:200,000.

## I. Gesteinsbeschreibungen und Analysenwerte

Von Carl Friedlaender

Das Material lässt sich zweckmässig in folgende Gruppen einteilen:

- A. Gesteine aus dem Gebiet des Kammgranits.
- B. Gesteine aus dem Gebiet des Hochfeld-Massivs.
- C. Metamorphe Gesteine, vorwiegend aus dem Kontaktgebiet von Barr-Andlau.

Ausserhalb dieser drei Gruppen liegen lediglich ein Porphyry devonischen Alters und ein Andesittuff aus dem Steinbruch Ste Odile bei St. Nabor, sowie der Limburgit von Riquewihr.

Über die metamorphen Gesteine der Kontaktzone von Barr-Andlau liegt die eingehende Studie von ROSENBUSCH vor (10); es wird deshalb von einer Beschreibung hier abgesehen.

<sup>1)</sup> Anleitung zur chemischen Gesteinsanalyse. Berlin 1928.

Wo neue Analysen vorlagen, wurden, soweit zugänglich, mengenmässige Bestimmungen der Gesteinskomponenten (Integrationstisch v. LEITZ) vorgenommen. So kann diese Arbeit auch als Beitrag in der Frage der Klassifikation nach modalem Mineralbestand und Chemismus dienen.

Die Mehrzahl der untersuchten Gesteine sind Granite oder Differentiationsprodukte von Granitintrusivkomplexen. Die Vogesen-Granite lassen sich in zwei grosse Gruppen einteilen (2, p. 341):

A. Der porphyroide Vogesengranit, *granite des crêtes*, Kammgranit. Dieser steht im grössten Teil der Vogesen an — zwischen dem Gneis von Urbeis im N und dem Massiv des Ballons im S.

B. Die Hochfeld-Granite, *granites du Champ du Feu*, die zwischen dem Devon des Breuschtals und den Steiger Schiefern und im NW bis in die Gegend von Senones im Tal der Meurthe vorkommen. Diese zwei Granit-Gruppen sind voneinander völlig unabhängig und in ihrer petrographischen Zusammensetzung verschieden.

#### A. GESTEINE AUS DEM GEBIET DES KAMMGRANITS

Der Kammgranit bildet die Hauptmasse der zentralen Vogesen. Er ist besonders durch die grossen Orthoklas- und Mikroklin-Einsprenglinge gekennzeichnet, die dem Gestein ein porphyrtartiges Aussehen verleihen (2, p. 349). Charakteristisch ist ebenfalls eine bräunlichgrüne Hornblende. Der Kammgranit ist in verschiedenen Varietäten bekannt, die, mit Ausnahme von einzelnen muskovitführenden Graniten, durch Übergänge miteinander verbunden erscheinen. Im Gegensatz zu den Verhältnissen bei den Graniten der Hochfeld-Gruppe sind diese Abarten daher lediglich als lokal bedingte Verschiedenheiten innerhalb desselben Intrusivstocks aufzufassen. Einzelne dieser Varietäten haben eigene (Lokal-) Namen erhalten. Die Intrusion des Kammgranits hat zwischen zwei Faltungsphasen im *Viséen* stattgefunden (2, p. 341); genauere Angaben über sein Alter kann man zur Zeit nicht machen (3, p. 20).

#### K a m m g r a n i t.

Der typische graue Kammgranit ist ein porphyrähnliches Gestein mit grossen Orthoklas-Einsprenglingen in einer Grundmasse, in der man von Auge und mit der Lupe Quarz, Feldspat, dunklen Biotit und grünbraune Hornblende erkennt. Der Fundort des näher untersuchten Gesteins ist 3 km ob Cornimont, 4 km vor La Bresse.

Die Grundmasse des holokristallin porphyrischen Gesteins besteht aus Orthoklas, Perthit, Mikroperthit, Plagioklas, Quarz mit untergeordnet Biotit und Hornblende. Akzessorisch treten Apatit, Zirkon, Titanit, Magnetit-Ilmenit, Rutil, Pyrit auf; als Umwandlungsprodukte sind Sericit, Chlorit, Zoisit und Epidot zu nennen.

Die Orthoklas-Einsprenglinge erreichen eine Länge von 3 cm. Quarz und Feldspat der Grundmasse messen durchschnittlich 2—3 mm, ebenso Biotit in der Basis- und Hornblende in der Längsrichtung. Orthoklas-Perthit-Mikroperthit zeigt gelegentlich schwach undulöse Auslöschung. Die mittlere Zusammensetzung des Perthits scheint ca.  $Or_{75}-Ab_{25}$  zu sein. Mikroklinperthit kommt vor, ist aber viel seltener als der gewöhnliche Orthoklasperthit.

Der Plagioklas ist stark von Sericit- oder Paragonitschüppchen durchsetzt, so dass seine Zusammensetzung nicht genau bestimmt werden konnte. Nach der zuweilen andeutungsweise erhaltenen Zwillinglamellierung, die manchmal schwach gebogen ist ( $4^\circ$ ), liegt ein Albit-Oligoklas vor; frische Umrandung durch Albit kommt vor. Der Quarz, deutlich undulös auslöschend, zeigt oft feine, unregelmässig verlaufende Risse.

Stauchungserscheinungen weisen auch beim Biotit ( $n_\gamma$  dunkelrotbraun,  $n_\alpha$  hellgrünlichbraun) auf eine leichte Beanspruchung hin. Im Biotit sind kleine Einschlüsse von Apatit verbreitet, ebenso solche von Zirkon-Mineral, um die kräftige pleochroitische Höfe zu beobachten sind. Die Dimensionen eines pleochroitischen Hofes wurden in einem Fall gemessen:

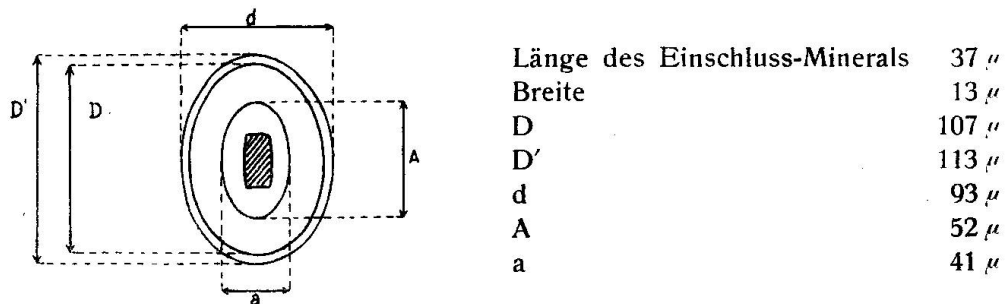


Fig. 1: Dimensionen eines pleochroitischen Hofes um Zirkon-Mineral in Biotit

Rutilnadeln sind selten, ebenso Einschlüsse von Titanit, Magnetit und Ilmenit. Randlich und parallel der basalen Spaltbarkeit ist der Biotit häufig etwas umgewandelt in einen farblos-grünlichen, sehr schwach doppelbrechenden Chlorit und in Zoisit-Epidot. Epidot ist in kleinen Körnchen, die wegen der hohen Lichtbrechung ohne Kon-

densor dunkel erscheinen, Zoisit ebenso und auch in Leisten ziemlich verbreitet.

Die Hornblende ist eine gewöhnliche grüne Hornblende mit  $c/n$  17°,  $n_\gamma$  braungrün,  $n_\alpha$  hellgelbgrün. Zwillingsbildung, normale und parallele oder komplexe, ist häufig. Um Zirkon-Mineralien sind auch in der Hornblende gelegentlich pleochroitische Höfe wahrzunehmen.

Akzessorisch wurden kleine, idiomorphe Pyrite festgestellt. Die Ausscheidungsfolge scheint im Wesentlichen zu sein: Zirkon, Apatit, Biotit, Hornblende, Plagioklas, Orthoklas, Quarz, Chlorit, Sericit, Zoisit, Epidot.

Der modale Mineralbestand dieses Hornblende-Biotitgranits ist:

	Vol. %
Orthoklas	31,5
Plagioklas (Albit-Oligoklas)	19,1
Quarz	24,3
Biotit	17,0
Hornblende	6,2
Apatit	1,0
Zirkon, Magnetit, Titanit	0,9
	100,0

Neben dem beschriebenen grauen Kammgranit kommt am gleichen Ort auch eine rötliche Varietät vor. Die Unterschiede im Chemismus zwischen dem rötlichen und dem grauen Kammgranit sind, wie aus den folgenden Analysen hervorgeht, gering.

Analyse 1: Rötlicher Kammgranit, 3 km ob Cornimont, 4 km vor La Bresse, Vogesen  
Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	63,89	1066		
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	11,89	117	si	231
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,52	3		
FeO	3,80	53	al	25,5
MnO	0,08	1	fm	38
MgO	4,64	116	c	12
CaO	3,07	55	alk	24,5
Na <sub>2</sub> O	2,59	42		
K <sub>2</sub> O	6,73	71	k	0,63
H <sub>2</sub> O +	1,11		mg	0,66
H <sub>2</sub> O -	0,04		c/fm	0,31
TiO <sub>2</sub>	0,86	11		
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,82	6		
	100,04			spez. Gew. 2,70

Die Analyse des oben beschriebenen grauen Kammgranits ergab folgende Werte:

Analyse 2: Grauer Kammgranit, 3 km ob Cornimont, 4 km vor  
La Bresse, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.		Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	63,39	1056,5				
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	11,63	114	Q	11,40	si	228
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,35	2	or	39,48		
FeO	4,40	61	ab	19,91	al	24,5
MnO	0,10	1	an	1,39	fm	39,5
MgO	4,69	117			c	12,5
CaO	3,21	57	di	8,77	alk	23,5
Na <sub>2</sub> O	2,34	38	hy	13,52		
K <sub>2</sub> O	6,70	71	mt	0,46	k	0,65
H <sub>2</sub> O <sup>+</sup>	1,05		ilm	1,98	mg	0,65
H <sub>2</sub> O <sup>-</sup>	0,17		ap	1,34	c/fm	0,31
TiO <sub>2</sub>	1,09	13				
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,64	4				
	99,76					

Granodioritische Varietät des Kammgranits, sogen.  
„Syenitische Varietät“.

Am gleichen Ort, 3 km ob Cornimont, 4 km vor La Bresse, kommt auch ein syenitähnliches Gestein vor. Es ist ein mittel- bis grobkörniges, schwarz-rot gesprenkeltes Gestein, in dem von Auge und mit der Lupe rötlicher Feldspat, Biotit und, weniger hervortretend, Chlorit und Quarz gesehen werden. Unter dem Mikroskop zeigt es sich, dass die rötlichen Feldspäte grösstenteils in schmalen Lamellen verzwillingter Plagioklas sind. Die Färbung rührt von Hämatitblättchen und -schüppchen, die im Mikroskop bei durchfallendem Licht dunkel, bei eingeschaltetem Kondensator rot durchscheinend sind; daneben sind auch Limonit und sehr feine Magnetitkörnchen zu sehen.

Die Struktur ist holokristallin-hypidiomorphkörnig, die Textur massig. Plagioklas und Orthoklas messen durchschnittlich zwischen 2 und 8 mm, Biotit in der Basis 2—4 mm.

Die Hauptgemengteile sind Plagioklas, Orthoklas, Quarz, Biotit, Nebengemengteile Hornblende, Chlorit; als Akzessorien sind Apatit, Titanit, Zirkon, Magnetit-Ilmenit, Hämatit und als Umwandlungsprodukte Zoisit-Epidot, Sericit und etwas Limonit zu nennen.

Die Ausscheidungsfolge ist im Wesentlichen: Magnetit, Apatit, Biotit, Hornblende, Plagioklas, Orthoklas, Quarz.

Der Plagioklas ist ein intensiv verzwillingter Oligoklas mit 18—22 % An. Er ist vielfach getrübt durch kleine Einschlüsse von Sericit, Epidot, Zoisit und Quarz. Kleine Einschlüsse von Hämatit und Magnetit, die auch etwa parallel der Verwachsungsebene der Zwillinglamellen auftreten, sind verbreitet — seltener sind Einschlüsse von Hornblende, Biotit und Chlorit. Auf die Hämatitschüppchen, die

eine Grösse von ca. 20  $\mu$  erreichen, geht jedenfalls die Rotfärbung zurück. Angrenzend an Orthoklas kommen Albitsäume vor. Sowohl von Orthoklas als von Quarz wird der Plagioklas stellenweise buchtig korrodiert (s. Tafel, Fig. 1). Durch sehr feine Hämatitschüppchen und Magnetitkörnchen getrübt erscheint ebenfalls der Orthoklas, der — oft subparallel  $n_y$  — feine perthitische Albitspindeln und -fleckchen aufweist. Die Zusammensetzung des Mikroperthits würde nach Ausmessungen auf dem Integrationstisch geschätzt auf  $Or_{88}Ab_{12}$ . Der Orthoklas ist stellenweise von Quarz korrodiert.

Der Biotit ist jedenfalls z. T. sekundär nach Hornblende, z. T. wohl primär. Der Pleochroismus ist kräftig:  $n_y$  dunkelbraun, mit Stich ins olivbraune,  $n_x$  hellgrünlich-bräunlichgelb; die Doppelbrechung ist hoch. Randlich und parallel der basalen Spaltbarkeit ist eine beginnende Umwandlung in Chlorit festzustellen. Der Chlorit, optisch zweiaxig negativ mit sehr schwacher Doppelbrechung, zeigt folgende Absorptionsfarben:  $n_y$  hellgelbgrün und  $n_a$  blaugrün.

Biotit, Chlorit, Hornblende, Magnetit sind nicht gleichmässig über den ganzen Schliff verteilt, sondern liegen stellenweise unregelmässig angehäuft vor. In der unmittelbaren Nähe dieser Mineralien, z. T. auch als Einschlüsse darin finden sich relativ viel Akzessorien, vor allem Apatit, seltener Zirkon und Titanit. Nur selten wurden pleochroitische Höfe um Zirkon festgestellt.

Hornblende tritt spärlich auf und liegt meist in hypidiomorphen, von Feldspat und Quarz teilweise korrodierten Körnern von ca. 0,2 mm Längserstreckung vor. Nur wenige Individuen erreichen eine Grösse von maximal 1—1,5 mm. Die Hornblende ist eine gewöhnliche grüne Hornblende mit Pleochroismus  $n_y$  grün—blaugrün und  $n_a$  grün—gelbgrün. Die Auslöschungsschiefe  $c/n_y$  beträgt 17°.

Die Akzessorien bieten nichts Bemerkenswertes. Titanit, im Ganzen selten, liegt in Körnern von bis 0,3 mm Grösse vor.

Die Vermessung ergab folgenden Modus:

	Vol. %
Plagioklas $An_{18-22}$	43,3
Perthit $Or_{88}Ab_{12}$	30,1
Quarz	16,5
Biotit (+ Chlorit)	7,3
Hornblende	1,5
Magnetit	0,9
Akzessorien: Apatit	0,16
Ilmenit	0,12
Titanit	0,07
Hämatit, Limonit	0,06
	100,0



Das Gestein ist daher als granodioritische Varietät des Kammgranits zu bezeichnen.

Die chemische Analyse ergab folgende Werte:

Analyse 3: Hornblendeführender Biotitgranodiorit. Granodioritische Varietät des Kammgranits („Syenitische Varietät“), ca. 3 km ob Cornimont, 4 km vor La Bresse, Vogesen

Anal.: P. ESENWEIN

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	61,71	1028			
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	15,58	153	Q	11,11	si 221
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	2,69	17	or	28,36	
FeO	2,24	31	ab	31,96	al 33
MnO	0,07		an	11,12	fm 29
MgO	2,77	67			c 14
CaO	3,62	64	hy	4,90	alk 24
Na <sub>2</sub> O	3,86	62	di	3,88	
K <sub>2</sub> O	4,83	51	mt	3,71	k 0,45
H <sub>2</sub> O+	1,12		ap	0,67	mg 0,51
H <sub>2</sub> O-	0,12		ilm	2,28	c/fm 0,48
TiO <sub>2</sub>	1,16	15	ht	1,60	
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,26	2			
	100,03		spez. Gew.	2,71	

Feinkörniger Zweiglimmergranit.

Der Fundort dieses Gesteins ist 2 km ob Gérardmer, gegen Grosse Pierre.

Von Auge und mit der Lupe erkennt man Orthoklas, Quarz, Plagioklas, Biotit und Muskovit. Die Korngrösse ist ziemlich gleichmässig (1—2 mm), einzelne Orthoklaseinsprenglinge — im Handstück vielfach mit frischen, glänzenden Spaltflächen — und Biotitblättchen erreichen eine Grösse von bis über 10 mm, ohne dass das Gestein jedoch porphyrahlichen Charakter hätte. Unter dem Mikroskop kommen zu den von blosserem Auge festgestellten Haupt- und Nebengemengteilen lediglich die Akzessorien (Apatit, Zirkon, Titanit, Magnetit, Rutil) und die Umwandlungsprodukte. Die Struktur ist holokristallinkörnig, die Textur massig. Die Feldspäte sind unregelmässig getrübt, haben ein unfrisches Aussehen. Der Orthoklas liegt in grossen hypidiomorphen Individuen und einfachen Zwillingen vor. Mikroklingitterung wurde festgestellt, scheint aber recht selten zu sein. Albitentmischungsspindeln gehen, untereinander mehr oder weniger parallel, in gleicher Richtung durch verschiedene angrenzende Individuen. Es deutet dies darauf, dass die Perthitbildung sekundär ist und im Zusammenhang mit tektonischer Beanspruchung entstand. Ungefähr gleichlaufend mit den Albitentmischungsspindeln sind häufig unregelmässige Trübungsstellen und Streifen und auch kleine Einschlüsse wahrzunehmen.

Rundliche Einschlüsse von Quarz sind ziemlich häufig, seltener sind Einschlüsse von Plagioklas, Biotit, Muskovit und Akzessorien.

Der Orthoklas zeigt keine Sericitisierung.

Der Plagioklas ist ein Oligoklas-Albit mit etwa 15 % An. Er ist meist intensiv verzwillingt und durchgehend stark durchsetzt von Sericitschüppchen. Im Kontakt zu Orthoklas zeigt er oft rundliche Umgrenzung. Myrmekitbildung ist nicht selten, aber meist nicht sehr deutlich. Der Quarz, in zahnig ineinandergreifenden Körnern, mit kleinen, zuweilen in Reihen angeordneten Einschlüssen, schwach undulöser Auslöschung, bietet nichts Bemerkenswertes.

Der Biotit hat starken Pleochroismus;  $n_\gamma$  dunkelrotbraun,  $n_\alpha$  hellgelbbraun. Oft ist er teilweise in Chlorit umgewandelt, gelegentlich gleichorientiert verwachsen mit Muskovit. Um die ziemlich häufigen kleinen Einschlüsse von Zirkon-Mineral kommen intensive braungrün-schwarze pleochroitische Höfe vor, die im Durchmesser zwischen ca. 60  $\mu$  und 100  $\mu$  gross sind (bestimmte Fälle: 63, 74, 85, 96  $\mu$ ). Ausserdem liegen im Biotit kleine opake Einschlüsse und, seltener, Rutilnadeln.

Der Chlorit ( $n_\gamma$  hellblaugrün,  $n_\alpha$  hellgelblich) zeigt anomale blaue Interferenzfarben und schwache Doppelbrechung. Auch im Chlorit sind etwa pleochroitische Höfe um kleine Einschlüsse zu beobachten. Der Muskovit, zweiachsig negativ mit kleinem Axenwinkel und hoher Doppelbrechung, bietet nichts Bemerkenswertes.

Die chemische Analyse ergab folgende Werte:

Analyse 4: Feinkörniger Zweiglimmergranit, 2 km ob Gérardmer, gegen Grosse Pierre, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte
SiO <sub>2</sub>	71,10	1185	Q 26,04	si 368
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	13,95	136	or 36,70	
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,74	9	ab 25,15	al 42
FeO	1,08	14	an 3,89	fm 16
MnO	Spur		C 0,82	c 6,5
MgO	1,12	28	hy 3,46	alk 35,5
CaO	1,18	21	mt 0,69	k 0,58
Na <sub>2</sub> O	2,98	48	ap 0,67	mg 0,55
K <sub>2</sub> O	6,25	66		c/fm 0,41
H <sub>2</sub> O+	0,62			
H <sub>2</sub> O-	0,08			
TiO <sub>2</sub>	0,40	5		
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,30	2		
BaO	0,05			
	99,85		spez. Gew. 2,65	

Die modale Zusammensetzung dieses Gesteins ist:

	Vol. %
Perthit $Or_{85}Ab_{15}$	42,0
Plagioklas $An_{15}$	28,3
Quarz	24,1
Biotit	3,3
Muskovit	1,7
Zirkon, Apatit, Titanit, Magnetit, Rutil	0,6
	100,0

### Bressoirgranit.

Fundort des untersuchten Gesteins: 4 $\frac{1}{2}$  km ob Ribeaupillé, gegen Ste Marie. Der Bressoirgranit ist ein heller, mittel- bis grobkörniger Muskovitgranit. Von Auge und mit der Lupe erkennt man Quarz, Orthoklas, Plagioklas und Muskovit. Unter dem Mikroskop ist die Struktur hypidiomorphkörnig-schwach granoblastisch, die Textur massig. Die Gemengteile sind im Wesentlichen die schon von blosserem Auge erkannten: grobperthitisch entmischter Orthoklas, Plagioklas, Quarz, Muskovit. Akzessorien sind sehr spärlich vertreten. Es wurden Biotit, Hämatit, Magnetit, Apatit, Zirkon festgestellt. Der Biotit ist fast vollständig entfärbt unter Ausscheidung von Magnetit und Hämatit.

Die ungefähren Korngrößen sind hier im Mittel: Quarz 2 mm, Orthoklas 4 mm, Plagioklas 1,5 mm.

Die Feldspate, sowohl der grobperthitisch entmischte Orthoklas als der Plagioklas, machen einen unfrischen Eindruck. Der Orthoklas, in grossen, oft einfach verzwilligten (Karlsbad) Einsprenglingen, ist grobperthitisch entmischte. Die Albitfetzen und -spindeln liegen mehr oder weniger parallel  $n_p$  des Orthoklas; sie sind oft polysynthetisch lamelliert. Die mittlere Zusammensetzung des Perthits ist etwa  $Or_{80}Ab_{20}$ . Ausser den Albitspindeln enthält der Orthoklas Fetzen von Muskovit und Einschlüsse von Plagioklas und Akzessorien.

Der Plagioklas ist meist intensiv in schmalen Lamellen verzwilligt und schwach sericitisiert. Es ist ein Albit-Oligoklas von 15—18 % An. Typische Myrmekitbildung wurde nicht beobachtet. Angrenzend an Orthoklas sind jedoch gelegentlich tropfenförmige, kleine Einschlüsse von Quarz im Plagioklas zu sehen.

Der Quarz löscht schwach undulös-kataklastisch aus. Er enthält reihenförmig geordnet äusserst feine, opake Einschlüsse, vorwiegend  $\parallel n_p$ , d. h.  $\parallel \{10\bar{1}0\}$ , seltener  $\parallel \{10\bar{1}1\}$  und  $\parallel (0001)$ . Parallel dem Prisma und  $\parallel \{10\bar{1}1\}$  kommen auch Spaltrisse vor. Meist ist der Quarz hier ausgesprochen xenomorph. In einzelnen Fällen wurde jedoch deutlich gute kristallographische Begrenzung festgestellt, in

kleinen Individuen — Prismenzone ca. 0,8 mm —, an denen die Formen {10 $\bar{1}$ 0} und {10 $\bar{1}$ 1} entwickelt waren.

Der farblose Glimmer ist z. T. wohl sekundär nach Biotit, bei dessen Umwandlung Magnetit- und Hämatitausscheidung stattgefunden hat. Zuweilen sieht man Relikte von Biotit mit ganz schwachem Pleochroismus farblos-hellbraun. Zum Teil ist der Muskovit durch Sammelkristallisation von bei der Zersetzung der Plagioklasse entstandenem Sericit zu erklären. Die spärlichen Akzessorien bieten nichts Bemerkenswertes.

Die Vermessung ergab folgenden Modus:

	Vol. %
Perthit Or <sub>80</sub> Ab <sub>20</sub>	34,1
Quarz	30,6
Plagioklas An <sub>15-18</sub>	29,1
Muskovit	5,7
Akzessorien	0,5
	100,0

Die chemische Analyse lieferte folgende Werte:

Analyse 5: „Bressoirgranit“ (Muskovitgranit), 4 1/2 km ob Ribeauvillé gegen Ste Marie, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte
SiO <sub>2</sub>	72,66	1212		
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	14,71	144		
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,55	3	Q 26,70	si 414
FeO	0,28	4	or 32,80	
MnO	0,01		ab 34,58	al 49
MgO	0,22	5	an 1,67	fm 5
CaO	0,50	9	C 1,33	c 3
Na <sub>2</sub> O	4,07	66		alk 43
K <sub>2</sub> O	5,52	59	hy 0,50	
H <sub>2</sub> O+	0,75		ap 0,34	k 0,47
H <sub>2</sub> O-	0,13		ilm 0,46	mg 0,33
TiO <sub>2</sub>	0,23	3	mt 0,23	c/fm 0,60
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,20		ht 0,32	
	99,83		spez. Gew. 2,62	

### Granitporphyr.

Fundort 2 km vor Gérardmer, gegen Col Grosse Pierre, ca. 8 m mächtiger Gang in Granit (vgl. S. 372).

In dichter, graubrauner Grundmasse sieht man Biotitblättchen und bis ca. 2 cm lange Orthoklas-Einsprenglinge. Unter dem Mikroskop erweist sich die Struktur als holokristallin-porphyrisch.

Die Grundmasse besteht vorwiegend aus Feldspat, Biotit, untergeordnet Quarz und Pyroxen. Als Einsprenglinge sehen wir Plagio-

klas, Orthoklas, Biotit und Pyroxen. Grössenordnung der Gemengteile der Grundmasse ist etwa 0,1 mm. Der Feldspat der Grundmasse scheint vorherrschend Orthoklas. Daneben tritt ein schwach sericitisierter, meist nicht verzwillingter, albitreicher Plagioklas auf. Eine sehr feine Verwachsung von Orthoklas und Quarz, die hier gelegentlich zu beobachten ist, erinnert an mikroschriftgranitische Struktur. Der Orthoklas der Grundmasse hat zum grossen Teil gute Begrenzung. Zwillingsbildung ist recht selten. Kleine Rechtecke bis Rauten (von ca. 0,06 mm Kantenlänge) heben sich infolge von Umrandung durch ein Zeolith-Mineral ab: ohne Analysator erscheint die zeolithische Substanz schwach rosa und fällt durch tiefe Lichtbrechung auf; mit Analysator sieht man, dass die Doppelbrechung sehr gering ist.

Der dunkelbraune Biotit ist z. T. idiomorph in sechseckigen Tafeln und Blättchen; z. T. ist er von Orthoklas korrodiert.

Schwach undulös auslöschender Quarz tritt an Menge zurück und bietet nichts Bemerkenswertes. Der Pyroxen ist ein graugrünliger Diopsid. Er liegt in kleinen prismatischen Einsprenglingen vor und ist z. T. umgewandelt in grünliche, schilfige Hornblende. Die Auslöschungsschiefe  $c/n_{\gamma}$  des Diopsids ist nur  $36^{\circ}$ , was wohl auch auf die teilweise Umwandlung in Hornblende zurückzuführen ist. Die Diopsid-Einsprenglinge haben eine Auslöschungsschiefe  $c/n_{\gamma} = 43^{\circ}$ .

Primäre Übergemengteile der Grundmasse sind relativ reichlicher Apatit, Zirkon und seltener Magnetit. Die Umwandlungsprodukte Sericit, Zoisit, Epidot sind eher spärlich.

Die Plagioklas-Einsprenglinge (schwach sericitisiert) sind intensiv verzwillingt und oftmals zonar gebaut.

Orthoklas-Einsprenglinge waren in dem untersuchten Dünnschliff spärlicher vertreten. Bei dem grobporphyrischen Charakter des Gesteins sind die auf Dünnschliff-Vermessung beruhenden mengenmässigen Angaben etwas unsicher. Die Orthoklas-Einsprenglinge sind auch hier perthitisch entmischt. Quarz wurde als Einsprengling nicht beobachtet. Der Biotit tritt auch in grösseren, gut begrenzten Blättern auf, die oftmals etwas korrodiert sind. Randlich und parallel der Spaltbarkeit hat eine leichte Umwandlung in Chlorit begonnen. Der Biotit hat folgenden Pleochroismus:  $n_{\gamma}$  dunkelrotbraun,  $n_{\alpha}$  hellgelb. Randlich sind die Farben zuweilen heller, so dass der Biotit scheinbar zonar gebaut ist. Basisschnitte zeigen eine unregelmässige, wellige Auslöschung. Der Axenwinkel ist klein. Um kleine Einschlüsse von Zirkon-Mineral, die ziemlich häufig sind, sind recht kräftige pleochroitische Höfe zu sehen. Stauchungserschei-

nungen weisen auf eine leichte tektonische Beanspruchung. Auch einzelne längere Apatitsäulchen zeigen Zerreibungen.

Einsprenglinge von farblosem Diopsid erreichen eine Grösse von ca. 1 mm. Sie sind z. T. in Biotit und Zoisit umgewandelt und erscheinen vom Orthoklas der Grundmasse korrodiert.

Der Modus ist annäherungsweise:

	Vol. %
Grundmasse helle Gemengteile	67
„ dunkle Gemengteile	13
„ Apatit, Akzessorien	0,5
Einsprenglinge Biotit	9
„ Plagioklas	6,5
„ Diopsid	3
„ Orthoklas	1
	100,0

Der Chemismus dieses Granitporphyrs erhellt aus folgender Analyse:

Analyse 6: Granitporphyr (Gang in Granit), 2 km vor Gérardmer, gegen Col Grosse Pierre, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	63,67	1062			
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	13,08	128	Q	12,55	si 227
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,66	11	or	36,70	
FeO	3,42	47	ab	24,10	al 27,5
MnO	0,06		an	4,45	fm 37,5
MgO	4,26	106			c 11
CaO	2,80	50	di	3,99	alk 24
Na <sub>2</sub> O	2,87	46	hy	12,00	
K <sub>2</sub> O	6,21	66	ap	1,68	k 0,59
H <sub>2</sub> O+	1,12		ilm	1,82	mg 0,60
H <sub>2</sub> O-	0,04		mt	2,55	c/fm 0,28
TiO <sub>2</sub>	0,97				
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,69				
	99,85		spez. Gew.	2,71	

### Lamprophyr.

Als weiteres Ganggestein lag ein Lamprophyr vor, der bei Grosse Pierre, zwischen La Bresse und Gérardmer, geschlagen wurde. Es ist ein dichtes, dunkelgraues Gestein mit muschligem Bruch. Unter dem Mikroskop sehen wir in einer feinfilzigen Grundmasse, die hauptsächlich aus Feldspatleisten und Hornblendestengeln, untergeordnet Quarz, Umwandlungsprodukten und Akzessorien besteht, vereinzelte stark in Chlorit umgewandelte Einsprenglinge von Diopsid und, noch seltener, Einsprenglinge von grüner Hornblende (n<sub>γ</sub> blaugrün, n<sub>α</sub> hellgelbgrün). Die Diopsid-Einsprenglinge erreichen eine Länge von ca. 4 mm; die schwachen Glasglanz zeigenden

Einsprenglinge sind schon makroskopisch erkennbar. In der Grundmasse ist Diopsid nur spärlich vertreten. Die Hornblende-Einsprenglinge sind gelegentlich mit Diopsid verwachsen. Sie enthalten stets kleine Einschlüsse von dunkel erscheinenden Zoisitkörnchen, die unregelmässig verteilt, auch in der Grundmasse im ganzen Schliff sehr verbreitet sind. Die stenglige Hornblende der Grundmasse hat etwas andere Absorptionsfarben:  $n_\gamma$  olivbraun,  $n_\alpha$  hellbraungrün.

Von der teilweisen Umwandlung der Hornblende stammt ausser dem Zoisit ein schwach grünlicher Chlorit. Die Feldspate konnten nicht näher bestimmt werden. Als Übergengenteil tritt etwas Magnetit-Ilmenit auf.

Die Analyse des Lamprophyrs ergab:

Analyse 7: Lamprophyr, Grosse Pierre, zwischen La Bresse und Gérardmer, Vogesen  
Anal.: P. ESENWEIN

	Gew. %	Mol. Z.	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	56,84	948		
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	17,01	167	si	179
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1,10	7		
FeO	5,00	69	al	31,5
MnO	0,11	1	fm	33,5
MgO	3,70	92	c	15,5
CaO	4,59	82	alk	19,5
Na <sub>2</sub> O	3,37	54		
K <sub>2</sub> O	4,55	48	k	0,47
H <sub>2</sub> O+	2,44		mg	0,52
H <sub>2</sub> O-	0,18		c/fm	0,46
TiO <sub>2</sub>	1,40	18		
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,18	1		
	100,47		spez. Gew.	2,75

### Hornblendit.

Das untersuchte Gestein stammt von der Passhöhe des Tänehels, vom „Brunnengraben“, zwischen Ribeauvillé und Ste Marie. Es ist ein grob- bis mittelkörniges Gestein (Korngrösse um 4 mm), an dem man Hornblende, hellbraunen Glimmer und Feldspat von Auge erkennt. Die Struktur ist holokristallinkörnig, die Textur massig. Das mikroskopische Bild ist unfrisch. Hauptgemengteil ist Hornblende; Nebengemengteile sind Plagioklas, Biotit, Muskovit, als Akzessorien sind Apatit und Titanit zu erwähnen.

Die Zwischenräume von einem Gefüge hypidiomorpher Hornblende sind von Plagioklas erfüllt, von dem die Hornblende angegriffen erscheint. Die Hornblende hat folgenden schwachen Pleochroismus:  $n_\gamma$  schwach hellbraungrün,  $n_\beta$  braun,  $n_\alpha$  hellgelbgrün—farblos. Die Auslöschungsschiefe  $c/n_\gamma$  beträgt 28°; die Doppel-

brechung ist stark, Dispersion  $\rho < v$ . Die Hornblende ist z. T. fleckig entfärbt; bei der Umsetzung ist limonitische Substanz und Zoisit entstanden. Die hellen Stellen weichen in ihrer Doppelbrechung nicht merklich von den normal gefärbten Partien der Hornblende ab. Die Auslöschungsschiefe  $c/n_y$  scheint hier jedoch zwischen  $18$  und  $22^\circ$  zu liegen.

Der Plagioklas lässt trotz starker Sericitisierung noch Zwillingslamellierung erkennen. Es ist ein Andesin-Labrador von  $35-50\%$  färbt. Die helleren Stellen sind einaxig negativ, haben aber wesentlich geringere Doppelbrechung als der Biotit. Parallel der Basis An. Der Biotit ( $n_y$  rotbraun,  $n_a$  braungrün) ist oft etwas fleckig ent- ist der Biotit oft verwachsen mit Muskovit und z. T. umgewandelt in Chlorit ( $n_y$  farblos,  $n_a$  hellgrün). Auch im Biotit kommen kleine Einschlüsse von sekundärem Klinozoisit-Epidot vor.

An primären Akzessorien wurde Apatit festgestellt; viel seltener ist Titanit. Apatit erreicht in gut idiomorphen, hexagonalen Basisquerschnitten einen Durchmesser von  $0,3$  mm.

Die ungefähren Mengenverhältnisse sind:

	Vol. %
Hornblende	72
Plagioklas $An_{35-50}$	9
Glimmer, Chlorit	18
Apatit, Akzessorien	1

Wegen der Grobkörnigkeit konnte der Modus nur annähernd bestimmt werden. Das Gestein ist als labradorführender Glimmer-Hornblendit zu bezeichnen.

Die chemische Analyse ergab folgende Werte:

Analyse 8: Hornblendit („Gabbro“), Passhöhe des Tännchels, zwischen Ribeaupillé und Ste Marie, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte		
SiO <sub>2</sub>	49,58	827				
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	7,45	73				
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1,09	7	or	7,23	si	99
FeO	6,90	96	ab	13,62		
MnO	0,16	2	an	9,45	al	9
MgO	16,03	402	ol	17,50	fm	61
CaO	11,82	211	hy	7,50	c	25
Na <sub>2</sub> O	1,64	26	di	37,59	alk	5
K <sub>2</sub> O	1,20	13	mt	1,62	k	0,33
H <sub>2</sub> O+	2,49		ilm	1,98	mg	0,78
H <sub>2</sub> O-	0,03		ap	0,67	c/fm	0,41
TiO <sub>2</sub>	1,02	13				
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,35	2				
	99,76		spez. Gew.	2,98		



## B. GESTEINE AUS DEM GEBIET DES HOCHFELD-MASSIVS

Die Granite des Hochfeld-Massivs (Champ du Feu) werden von BÜCKING näher beschrieben (1, S. 279 ff.). Eine Übersicht wird von JUNG (2, p. 343) gegeben. Der typische Hochfeld-Granit ist ein feinkörniger, nicht porphyrischer Biotitgranit. Der Hohwald-Granit ist eine amphibolreiche Fazies davon. Der Hohwald-Granit findet sich hauptsächlich im Gebiet von Hohwald und Welschbruch; er tritt in Zügen auch im NE von Bourg Bruche und in der Gegend von Saint-Stail und Senones auf. Durch grössere Orthoklase erscheint er hier gelegentlich porphyrtartig (Granite de Senones). Der „granite de la Serra“ unterscheidet sich vom typischen Champ du Feu-Granit durch zahlreiche Einschlüsse von Hornblende-Diorit. Er tritt besonders im nördlichen Teil des Hochfeld-Massivs auf. Diese verschiedenen Abarten sind durch Übergänge verbunden. Als unabhängige Typen, von den anderen Graniten durchaus zu trennen, erscheinen der Granit von Natzwiller, der Granit von Barr-Andlau und der Granit von Kagenfels.

Der Granit von Natzwiller bildet ein kleines Massiv im Rothaine-Tal. Es ist ein grobkörniger, porphyrähnlicher Biotitgranit mit grossen Orthoklasen. Dieser Granit ist dem von Barr-Andlau äusserst ähnlich. Apophysen des Natzwiller Granits sind im Hochfeld-Granit beobachtet worden, Einschlüsse von Hochfeld-Granit im Natzwiller Granit. Der Natzwiller Granit wird daher als kleiner, nach dem Hochfeld-Granit gebildeter Intrusivstock aufgefasst.

Der Granit von Kagenfels ist ein säurer, gewöhnlich feinkörniger, oft mikrolithischer Granit mit wenig Glimmer. Er ist der jüngste von den verschiedenen Graniten der Champ du Feu-Gruppe. Im Kontakt sowohl zum Devon als auch zu den anderen Graniten zeigt der Granit von Kagenfels eine feinkörnige, salbandartige Ausbildung mit idiomorphen Quarzen.

Nach J. DE LAPPARENT (5, p. 153) liegt nur eine Granitintrusionsphase vor, die Verschiedenheiten seien lediglich lokal bedingt. BÜCKING (1, S. 280) und SCHNAEBELÉ (11, p. 696) nehmen verschiedene, geologisch distinkte Intrusionen an. Nach SCHNAEBELÉ sind die auf die Intrusion vom Hochfeld-Granit folgenden Intrusionen der Granite von Natzwiller, Barr-Andlau und Kagenfels auf drei Bruchphasen zurückzuführen. J. DE LAPPARENT (5, p. 154) weist darauf hin, dass die hornblendereichen und dioritischen Granite in der Haupttrichtung der herzynischen Faltung liegen, wie sie sich in den einfassenden Sedimentzonen zeigt. Er ist der Meinung, dass diese hornblende-

reichen Gesteine durch Aufnahme von Material aus den Sedimenten und basischen Ergüssen des Devons durch den Granit zu erklären seien. Diese Auffassung, die auch für den hornblendeführenden Kammgranit der südlichen Vogesen geäußert worden ist<sup>1)</sup>, findet, jedenfalls für die südlichen und zentralen Vogesen, durch die neuen Untersuchungen von KARPINSKI (3, p. 26) keine Stütze.

In Analogie zu den Graniten der südlichen Vogesen werden die Granite des Hochfeld-Massivs gewöhnlich zum *Dinantien* gerechnet. JUNG hält diese Annahme für sehr wahrscheinlich (2, p. 341), weist jedoch darauf hin, dass die vom Granit berührten Sedimente nirgends jünger sind als Devon. Spuren von Metamorphose zeigen, dass die Intrusion vor dem Abklingen der herzynischen Faltung stattgefunden hat.

#### Hochfeld-Granit.

Das untersuchte Gestein wurde an der Strasse von Hohwald nach Villé gesammelt. Es ist ein mittelkörniger Biotitgranit. Unter dem Mikroskop ist die Struktur hypidiomorphkörnig, die Textur massig. Verbiegungen im Chlorit und Biotit, Risse und undulöse Auslöschung in Feldspat und Quarz lassen eine leichte tektonische Beanspruchung erkennen.

Im Mineralbestand ist der Hochfeld-Granit dem unten beschriebenen Andlau-Granit (vgl. S. 384) durchaus analog. Der Gehalt an Biotit + Chlorit ist geringer, zudem war im vorliegenden Stück der Biotit stärker in Chlorit umgesetzt. Hornblende ist spärlich vertreten, aber nicht so untergeordnet wie in Andlau.

Die Hauptgemengteile sind Plagioklas, Orthoklas, Quarz, Nebengemengteile Biotit, Chlorit. Als Akzessorien sind Hornblende, Magnetit, Pyrit, Titanit, Apatit, Zirkon und Phenakit zu nennen. Die Ausscheidungsfolge ist im Wesentlichen: Erz, Apatit, Zirkon-Biotit, Hornblende-Plagioklas, Orthoklas, Quarz.

Der Phenakit, über dessen Identifizierung bei der Beschreibung des Andlau-Granits näher berichtet wird, scheint zu den früh ausgeschiedenen Mineralien — etwa gleichzeitig mit Biotit und Hornblende — zu gehören.

Der Plagioklas ist weitgehend sericitisiert, besonders in den etwas anorthitreicheren Kernen. Wo die Plagioklassubstanz einigermaßen erhalten geblieben ist, erkennt man deutlichen zonaren Bau.

---

<sup>1)</sup> Vgl. VELAIN et ALB. MICHEL-LÉVY, C. R. des Collaborateurs pour la Campagne de 1909, feuille de Lure. Bull. Serv. carte géol. France, t. XXI, 128, 1911.

Die Bestimmung lieferte folgende Werte: Kern 28 % An, Hülle 20 % An. Rekurrenzerscheinungen kommen vor, scheinen aber selten zu sein.

Der Orthoklas, durch den die hypidiomorphen Plagioklase oft deutlich korrodiert sind, enthält nur wenig mikroperthitische Albit-spindeln. Auch der Orthoklas ist durch kleine Einschlüsse, vorwiegend Zoisit und Erz, trübe. Quarz, mit in Reihen angeordneten punktförmigen Einschlüssen — z. T. wohl Flüssigkeitseinschlüsse —, tritt im Gesteinsbild zurück. Der Biotit ( $n_\gamma$  dunkelbraun,  $n_\alpha$  hellgelbbraun) ist vielfach fleckig entfärbt und zum grossen Teil umgewandelt in Chlorit. Der Chlorit hat starken Pleochroismus:  $n_\gamma$  blaugrün,  $n_\alpha$  hellgelb—farblos; die Doppelbrechung ist schwach bis mittel und hat positiven Charakter, der Axenwinkel ist klein.

Die Hornblende vom Hochfeld-Granit ist eine gewöhnliche grüne Hornblende ( $n_\gamma$  blaugrün,  $n_\beta$  grün,  $n_\alpha$  hellgrünlichgelb;  $c/n_\gamma$  18°); sie tritt nur spärlich auf und enthält, ebenso wie der Biotit, Einschlüsse von Titanit und Apatit, seltener Zirkon. Im Biotit liegen auch Körner und Spindeln von Quarz, Zoisit, Epidot.

BÜCKING (1, S. 285) gibt eine Analyse von Hochfeld-Granit, die wir hier anführen. Der Fundort des analysierten Gesteins ist nicht der gleiche, wie der vom oben beschriebenen Hochfeld-Granit.

Analyse VII: Hochfeldgranit, Strasse von Fouday nach Solbach bei  
km 1,7, Vogesen  
Anal.: URBAN

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	70,20	1171			
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	15,23	149			
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1,83	11	Q	22,90	si 330
FeO	1,01	14	or	26,13	
MnO	0,10	1	ab	36,63	al 42
MgO	0,81	20	an	8,90	fm 16
CaO	1,85	33			c 9
Na <sub>2</sub> O	4,34	70	di	0,22	alk 33
K <sub>2</sub> O	4,43	47	hy	2,16	
H <sub>2</sub> O+	0,93		mt	2,55	k 0,40
TiO <sub>2</sub>	0,10	1	ilm	0,15	mg 0,36
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,05				
	100,88		spez. Gew.	2,64	

Der Phenakit liegt hier, wie im Granit von Andlau, meist in schmalen, linsenförmigen Aggregaten vor, die schwach undulös auslöschten; er kommt meist als Einschluss oder in unmittelbarer Nähe von Biotit vor. Von den übrigen Akzessorien ist lediglich noch Pyrit zu erwähnen, der in mehr oder weniger gut idiomorphen, kleinen Einsprenglingen mit Hämatit-Limonitumrandung offenbar als primärer Übergemengteil vorkommt.

Der Modus dieses Gesteins ist:

	Vol. %
Plagioklas, Oligoklas An <sub>25</sub>	50,8
Quarz	25,6
Orthoklas	11,4
Biotit	10,9
Akzessorien	1,3

Diorit.

Fundort: Gibet, 1 km NE St. Blaise (wohl gleich „*Faciès amphibolique du granite du Champ du Feu*“ auf der Karte von JUNG).

Ein mittel—grobkörniges holokristallines Gestein, an dem man von Auge matte, grünliche Plagioklase und dunkle Biotit-Hornblendekörner erkennt. Die Länge der Plagioklase beträgt durchschnittlich ca. 2 mm. Die Textur des Gesteins ist durchaus massig.

Die mikroskopische Untersuchung zeigt, dass das Gestein vorwiegend aus stark sericitisiertem Plagioklas besteht; daneben kommen Hornblende, Biotit, Chlorit, Quarz, Orthoklas vor. Als Akzessorien wurden Magnetit, Titanit, Apatit und Zirkon festgestellt. Die Umwandlungsprodukte Sericit, Epidot, Zoisit sind recht verbreitet.

Der Plagioklas ist ein Andesin von ca. 40—50 % An; er ist stark sericitisiert, was die Bestimmung erschwerte. Meist ist er zonar gebaut mit Ab-reicheren Hüllen. Die Hornblende ist nur in spärlichen Überresten erhalten ( $n_\gamma$  dunkelbraun,  $n_\alpha$  hellbraun); bei der Umwandlung entstanden Chlorit, Zoisit, Epidot, Titanit, Magnetit. Primär enthält die Hornblende idiomorphe kleine Einschlüsse von Apatit und schlecht begrenzten Magnetit-Ilmenit. Brauner Biotit, auch z. T. in Chlorit umgewandelt, zeigt gelegentlich Stauchungserscheinungen und ist wohl z. T. ein primärer Bestandteil des Gesteins. Der Chlorit ist zweiaxig negativ, seine Absorptionsfarben sind  $n_\gamma$  blaugrün,  $n_\alpha$  gelbgrün. Er zeigt stellenweise Aggregatpolarisation und anomale Interferenzfarben.

Der Modus ist annäherungsweise:

	Vol. %
Plagioklas An <sub>40-50</sub>	69
Hornblende + Biotit + Chlorit	14
Orthoklas	9
Quarz	5
Magnetit	2
Apatit, Zirkon, Titanit	1
	100

## Der Chemismus erhellt aus folgender Analyse:

Analyse 9: Diorit, bei Gibet, 1 km NE St. Blaise, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	55,37	923			
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	17,62	173	Q	5,70	si 174
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	2,20	14	or	16,12	
FeO	5,42	75	ab	34,06	al 33
MnO	0,23	3	an	21,96	fm 31
MgO	2,34	58			c 18,5
CaO	5,50	98	di	1,36	alk 17,5
Na <sub>2</sub> O	4,01	65	hy	10,81	
K <sub>2</sub> O	2,71	29	mt	3,25	k 0,31
H <sub>2</sub> O <sup>+</sup>	2,23	124	ilm	3,19	mg 0,35
H <sub>2</sub> O <sup>-</sup>	0,13		ap	1,34	c/fm 0,60
TiO <sub>2</sub>	1,71	21			
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,55	4			
	100,02			spez. Gew. 2,86	

## Granodiorit von Andlau („Granit von Andlau“).

Der Granodiorit von Andlau ist ein grob- bis mittelkörniges Gestein, an dem von Auge und mit der Lupe frischer, glänzender rötlicher Orthoklas, bis ca. 3 cm lang und 1 cm breit, mattgrünlicher Plagioklas, Quarz und Biotit zu sehen sind.

Unter dem Mikroskop sieht man, dass die Gemengteile im Wesentlichen die makroskopisch erkannten sind: Plagioklas, Orthoklas, Quarz, daneben Biotit und die Umwandlungsprodukte Chlorit, Zoisit, Sericit, Epidot. An Akzessorien sind Magnetit, Ilmenit, Hämatit, Apatit, Zirkon, Hornblende, Phenakit und Titanit zu nennen.

Die Ausscheidungsfolge ist im Grossen und Ganzen Apatit, Zirkon, Magnetit-Biotit-Plagioklas, Orthoklas, Quarz.

Das Gestein zeigt im Dünnschliff keine Pressungserscheinungen; die Quarze löschen fast durchgehend ruhig und einheitlich aus, die Biotitblättchen sind nicht verbogen. Chemisch haben jedoch Umsetzungen stattgefunden. Die Plagioklase sind z. T. in Sericit, der Biotit in Chlorit, Epidot, Zoisit umgewandelt.

Der Plagioklas ist ein Oligoklas-Albit mit ca. 15 % An; er ist vielfach zonar gebaut mit Oligoklas, im Kern (2 ax. —) umgeben von Hüllen von Oligoklasalbit-Albit (2 ax. +). Der Orthoklas enthält unregelmässig Albitspindeln, die vielfach mehr oder weniger deutlich subparallel  $n_y$  zu liegen scheinen. Der Biotit zeigt auch hier intensiven Pleochroismus von  $n_y$  dunkelbraun nach  $n_x$  hellolivbraun. Um kleine Zirkoneinschlüsse kommen gelegentlich pleochroitische Höfe vor. Ausser Zirkon enthält der Biotit primäre Einschlüsse von Apatit, Magnetit, Phenakit. Die Färbung des Biotits ist oft — besonders

in der Basis — unregelmässig fleckig. Es hängt dies mit der Umwandlung des Biotits in Chlorit zusammen. Der Chlorit ( $n_\gamma$  hellgelb,  $n_\alpha$  blaugrün), zweiachsig, schwach doppelbrechend mit positivem Charakter, zeigt oft anomale blaue Interferenzfarben. Eine Zwischenstufe stellt eine grüne, schwach pleochroitische Substanz dar, zweiachsig negativ, bei der die Doppelbrechung geringer ist als beim Biotit und höher als beim Chlorit. Als Einschluss von und unmittelbar angrenzend an Biotit kommen ebenfalls Klinozoisit und Epidot vor. Der schwach bräunliche Klinozoisit liegt mehr oder weniger spindelförmig und in unregelmässig begrenzten Körnern und Partien von ziemlich starkem Relief vor, er hat eine sehr schwache negative Doppelbrechung. Der Epidot, gleichfalls xenomorph, weist starke Doppelbrechung und sehr intensiven Pleochroismus auf:  $n_\gamma$  intensiv grüngelb,  $n_\alpha$  hellgelb. Wie ein Teil der Magnetiteinschlüsse und der Hämatit sind Klinozoisit und Epidot offenbar auf die Umwandlung des Biotits zurückzuführen.

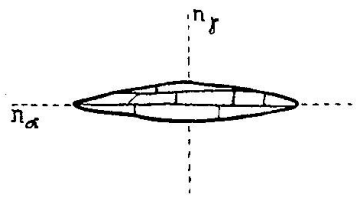


Fig. 2: Phenakit, optische Orientierung der linsigen Aggregate. Vergr. ca. 50fach

Von den Übergemengteilen verdient besondere Beachtung der Phenakit. Phenakit war bisher m. W. als gesteinsbildendes Mineral nicht mit Sicherheit nachgewiesen und ist jedenfalls sehr selten. Bei der Identifizierung war deshalb Vorsicht geboten.

Das Mineral liegt in linsigen Aggregaten, die scheinbar undulös auslöschen, und in schmalen, stengligen Individuen vor. Es ist praktisch farblos, mit kaum merklichem Pleochroismus:  $n_\gamma$  schwach hellrosa,  $n_\alpha$  farblos. Es ist einachsig positiv. Die maximale Doppelbrechung (mit BEREK-Kompensator auf Drehtisch bestimmt, Dickenbestimmung durch einheitlich auslöschende Quarze in unmittelbarer Nähe) beträgt  $n_\gamma - n_\alpha = 0,0168 \pm 0,0002$ . Die Lichtbrechung ist schätzungsweise ungefähr 1,6, eher etwas höher.

Morphologisch konnte an den Aggregaten, die als Einschluss in Biotit oder angrenzend an diesen vorkommen, und die in der Länge bis etwa 0,6 mm, in der Breite bis etwa 0,2 mm messen (vgl. Fig. 2), nichts Bestimmendes festgestellt werden (Tafel, Fig. 2). Die stereographische Projektion der auf die Optik bezogen eingemessenen

Spaltrisse der einzelnen, lamellenförmigen, ca. 0,015 mm breiten Individuen, macht die Zugehörigkeit zum rhomboedrischen System sehr wahrscheinlich. Die an den einzelnen Individuen erhaltenen Resultate weisen auf Spaltbarkeit nach  $\{10\bar{1}0\}$ , daneben scheinbar auch  $\{11\bar{2}0\}$  (?), sowie nach einem Rhomboeder (?), dessen Projektion annähernd mit  $\{02\bar{2}1\}$  (?) übereinstimmt.

Die beobachteten Eigenschaften stimmen gut mit denen des Phenakits überein, der von verschiedenen Lokalitäten in linsigen Aggregaten von flachrhomboedrischem Habitus bekannt ist (vgl. HINTZE, Handb. der Mineralogie, Bd. II, 1897, S. 38 ff.). Von der Mine jaune bei Framont im Breuschtal ist Phenakit als seltenes Mineral in Drusen vergesellschaftet mit Quarz in sekundärem Limonit bekannt. Der prismatische Habitus herrscht bei den hier jedenfalls sekundären Kristallen vor; flachrhomboedrische Ausbildung wird von LACROIX jedoch auch erwähnt (4, p. 204). Die Genesis der Eisenerzlagerstätte von Framont scheint nicht ganz sichergestellt. F. TH. MÜLLER (7, p. 466 u. 470) hält pneumatolytisch-hydrothermale Entstehung für wahrscheinlich.

Es ist nicht von der Hand zu weisen, dass das akzessorische Vorkommen von Phenakit im Granodiorit von Andlau und im Hochfeld-Granit (vgl. S. 383) möglicherweise in Zusammenhang steht mit dem sekundären Vorkommen von Phenakit bei Framont.

Hornblende tritt im „Andlau-Granit“ nur ganz untergeordnet in schlecht begrenzten, kleinen Individuen auf. Es ist die gewöhnliche grüne Hornblende ( $n_\alpha$  blaugrün,  $n_\gamma$  grün-braungrün). Titanit kommt auch akzessorisch vor.

Die Vermessung ergab folgenden modalen Mineralbestand:

	Vol. %
Plagioklas $An_{15}$	45,4
Quarz	23,7
Orthoklas	16,2
Biotit, Chlorit	12,5
Akzessorien: Magnetit	1,40
Apatit	0,20
Phenakit	0,10
Titanit	0,08
Zirkon	0,07
Zoisit, Epidot	0,35
	<u>2,2</u>
	100,0

Das Gestein, das gewöhnlich Andlau-Granit genannt wird, ist daher als Granodiorit zu bezeichnen.

Die chemische Analyse des Granodiorits von Andlau ergab:

Analyse 10: Granodiorit („Andlau-Granit“), Andlau, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte
SiO <sub>2</sub>	64,36	1072		
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	16,28	160	Q 17,20	si 256
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1,72	11	or 23,35	
FeO	1,98	28	ab 34,06	al 38
MnO	0,13	2	an 13,90	fm 21
MgO	1,47	37	C 0,31	c 15
CaO	3,51	63		alk 26
Na <sub>2</sub> O	4,01	65	hy 5,15	
K <sub>2</sub> O	3,97	42	mt 2,55	k 0,39
H <sub>2</sub> O+	1,08		ilm 1,22	mg 0,42
H <sub>2</sub> O-	0,08		ap 1,34	c/fm 0,71
TiO <sub>2</sub>	0,68	8,5		
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,51	4		
BaO	0,04			
	99,82		spez. Gew. 2,66	

Im „Granit von Andlau“ kommen feinkörnige, dunkle Schlieren vor, an denen man von bloßem Auge Biotit, Feldspat und Quarz erkennt. Diese feinkörnigen basischen Ausscheidungen sind schon lange bekannt (10, S. 152). ELIE DE BEAUMONT hielt sie für Einschlüsse eines durchbrochenen Gesteins. Eine Stütze dieser Anschauung sah er besonders in der eckigen Form dieser Ausscheidungen. Auch DAUBRÉE neigte zu dieser Ansicht. ROSENBUSCH ist auf Grund eingehender mikroskopischer Untersuchung der Meinung von PUTON, dass diese kleinkörnigen Anhäufungen gleichzeitig mit der Hauptmasse des Gesteins ausgeschieden seien — es lässt sich eine allmähliche Entwicklung dieser Ausscheidungen aus dem Hauptgestein beobachten. ROSENBUSCH stellt folgende Abweichungen vom Mineralbestand fest: Vorwiegen von Plagioklas, bedeutende Abnahme von Quarz, in demselben Mass Zunahme von Glimmer, Hornblende, Magnetit, Titanit.

Unter dem Mikroskop zeigte die jetzt untersuchte Probe hypidiomorphkörnige Struktur. Zu den makroskopisch erkannten Hauptgemengteilen, Feldspat, Quarz und Biotit, kommen lediglich die Akzessorien und die Umwandlungsprodukte. Die Akzessorien sind ziemlich reichlich vertreten. Es wurden Magnetit, Apatit, Zirkon, Titanit, Apatit und Phenakit festgestellt.

Als Umwandlungsprodukte sind Chlorit, Sericit, Zoisit, Klinozoisit-Epidot zu erwähnen. Die Gemengteile haben dieselben Eigenschaften wie im Granit selbst; Korngrösse und Mengenverhältnisse sind jedoch unterschiedlich. Die Mengenverhältnisse sind hier annäherungsweise:



	Vol. %
Feldspat (Plag + Or)	63
Biotit	28
Quarz	6
Akzessorien	3
	100

Die Länge der Feldspatleisten beträgt im Mittel etwa 0,2—0,3 mm. Im untersuchten Dünnschliff dieser basischen Schliere wurde ebenfalls Phenakit festgestellt, eher etwas reichlicher als im Granit. Meist liegt der Phenakit auch hier in unmittelbarer Nähe von Biotit vor oder gar parallel der Spaltbarkeit in Biotit eingeschlossen.

Die Feldspate sind etwas unfrisch, es wurden deshalb bei der Vermessung Orthoklas und Plagioklas zusammengefasst. Plagioklas, häufig zonar gebaut, scheint häufiger als im Granit.

Die von ROSENBUSCH untersuchte Schliere aus dem „Andlau-Granit“ ist der hier beschriebenen jedenfalls sehr ähnlich. In Ermangelung einer neueren Analyse sei deshalb ROSENBUSCH's Analyse mitgeteilt (10, S. 154):

Analyse XI: Basische Ausscheidung, Andlau-Granit, Barr-Andlau, Vogesen. Anal.: ROSENBUSCH

	Gew. %	Mol. Z.	Norm		NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	57,894	916	or	17,79	si	168
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	16,820	165	ab	49,78		
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	5,609	35	an	10,56	al	30,5
FeO	2,826	39			fm	36
MnO	0,139	2	di	3,46	c	10
MgO	3,515	87	hy	2,00	alk	23,5
CaO	3,007	54	ol	3,64		
Na <sub>2</sub> O	5,870	95	mt	7,89	k	0,25
K <sub>2</sub> O	2,956	32	ilm	1,06	mg	0,44
H <sub>2</sub> O	1,380		ht	0,16	c/fm	0,27
TiO <sub>2</sub>	0,566	7				
	100,584					
			Spez. Gew.		2,779	

### Granitporphyr.

Fundort: Gibet, 1 km NE St. Blaise. Porphyrisches Gestein: in sehr feinkörniger, rosa Grundmasse sieht man grünliche und matt-weiße Feldspat-Einsprenglinge.

Unter dem Mikroskop erscheint die Struktur holokristallinporphyrisch. Die Grundmasse besteht vorwiegend aus Feldspat, untergeordnet Quarz und Hornblende, in ihr liegen Einsprenglinge von Plagioklas und einzelne Chloritfetzen. Das mikroskopische Bild ist unfrisch: die Feldspate, besonders die Einsprenglinge, sind von Sericitschüppchen durchsetzt, in unregelmässigen Anhäufungen treten Klinozoisit-Epidotkörnchen auf. Kleinere Chloritfetzen und -schuppen

sind durch den ganzen Schliff verbreitet, etwas seltener auch Karbonat in kleinen Körnern, ohne Spaltrisse und Zwillingsbildung.

In rundlich-sphärolithischen Aggregaten liegt ziemlich verbreitet ein fleckig schwach gelblich gefärbter Zeolith vor, der Aggregatpolarisation zeigt. Als primäre Akzessorien wurden Apatit und Zirkon festgestellt. Magnetit-Ilmenit und etwas Limonit treten spärlich auf und sind vorherrschend sekundär, ebenso vermutlich der Orthit. Die mittlere Länge der Feldspate der Grundmasse ist ca. 0,10 mm, die Einsprenglinge erreichen 5 mm. Die Feldspate der Grundmasse sind teils Orthoklas, teils Plagioklas. Orthoklas scheint zu überwiegen. Er tritt teils in schmalen, leistenförmigen Individuen auf, die ( $a/n_a$  um  $7^\circ$ ) schwach undulös auslöschen, teils in schlecht begrenzten Individuen, die ohne konoskopische Untersuchung von unverzwilligtem Plagioklas nicht mit Sicherheit unterschieden werden können. Vielfach treten rechteckig begrenzte Partien (ca. 0,03 mm—0,08 mm) durch eine, im Kontakt zum Feldspat schwach rosa erscheinende Zeolith-Umrandung hervor (Fig. 3 und Tafel, Fig. 3).



Fig. 3: Zeolith-Umwandlungsråder in Orthoklas. Vergr. ca. 150fach

Meistens enthalten diese Partien noch einen Kern von Feldspat, zuweilen ist die Umwandlung weiter vorgeschritten, und es liegt einheitlich rechtwinklig begrenzter Zeolith vor. Die Lichtbrechung dieses zeolithischen Minerals ist kleiner als  $n_a$  von Orthoklas, die Doppelbrechung sehr gering. Auf diese Erscheinung wurde schon bei Beschreibung des Granitporphyrs von Gérardmer (vgl. S. 376) hingewiesen.

Plagioklas tritt in der Grundmasse neben Orthoklas und Zeolithen zurück. In den Zwischenräumen zwischen den Feldspaten tritt in kleinen, schlecht begrenzten Individuen untergeordnet Quarz auf. Idiomorphe Quarzbipyramiden sind selten.

Ausser der schon erwähnten Zeolithumrandung von Feldspat, als deren Endprodukt gelegentlich  $\pm$  rechteckig begrenzte Zeolithindividuen entstehen, kommt ein Zeolithmineral auch in sphärolithischen Gebilden (von ca. 0,10—0,15 mm Durchmesser) vor, die Aggregatpolarisation zeigen, niedere Lichtbrechung und schwache Doppelbrechung haben, deren Charakter nicht bestimmt werden konnte.

Das Mineral hat schwachen Pleochroismus farblos bis gelblich. In Schüppchen und unregelmässigen Blättchen liegt in der Grundmasse Chlorit vor (mit schwacher, positiver Doppelbrechung,  $n_\gamma$  blaugrün,  $n_\alpha$  hellgrün). Sekundäres Karbonat, Körnchen und Anhäufungen von Klinozoisit und Epidot sind ziemlich verbreitet. Der Epidot hat schwachen Pleochroismus:  $n_\gamma$  grüngelb,  $n_\alpha$  hellbraun.

Unter den Einsprenglingen ist Plagioklas verbreiteter als in der Grundmasse. Er enthält stets Sericitschüppchen, Zoisit- und Epidotkörnchen, oft auch Chloritfetzen. Zwillingsbildung ist jedoch noch deutlich, und Spaltrisse sind zuweilen auch erkennbar, so dass eine Bestimmung möglich war. Der Plagioklas ist ein Albit-Oligoklas mit 15—18 % An. An Zahl und Grösse treten Orthoklas-Einsprenglinge zurück. Sie scheinen etwas früher ausgeschieden zu sein als der Plagioklas. Hornblende ( $n_\gamma$  grün,  $n_\beta$  oliv,  $n_\alpha$  grünbraun) ist fast restlos umgewandelt in Chlorit — mit ähnlichen Eigenschaften wie der Chlorit der Grundmasse — und liegt nur noch in Relikten vor.

Von den Akzessorien ist Orthit zu erwähnen, dessen Gegenwart allerdings nicht ganz sichergestellt ist. Ein in rotbraunen Farben etwas fleckig pleochroitisches Mineral, eng an Epidot gebunden auftretend, wurde dafür gehalten. Die ungefähren Mengenverhältnisse des Granitporphyrs von Gibet sind:

	Vol. %
Grundmasse helle Komponenten:	
Orthoklas, Plagioklas, Zeolith, Quarz	85
„ dunkle Komponenten:	
Chlorit, Hornblende	3,5
Einsprenglinge Plagioklas	10
„ Chlorit, Hornblende	1,5
	100,0

Die neue Hauptbezeichnung für dieses Gestein wäre Adamellitporphyr.

Die chemische Zusammensetzung erhellt aus der Analyse 11 (siehe folgende Seite).

### Granitporphyr.

Fundort: 800 m N Fouday, beim Viadukt. Der Granitporphyr von Fouday ist ein porphyrisches Gestein, an dem man in einer sehr feinkörnigen roten Grundmasse rote Einsprenglinge von Feldspat (bis zu ca.  $1\frac{1}{2}$  cm) und fettglänzende Quarze (bis ca.  $\frac{1}{2}$  cm) sieht, sowie grüne Aggregate von Chlorit, die wohl Pseudomorphosen nach Hornblende sind. Mit der Lupe erkennt man auch etwas Pyrit. Die

Analyse 11: Granitporphyr von Gibet, 1 km NE St. Blaise, Vogesen  
Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	71,89	1198		si	380
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	14,25	139	Q	26,32	
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,46	3	or	30,02	
FeO	1,72	24	ab	32,49	al
MnO	0,05		an	5,28	fm
MgO	0,32	8	C	0,41	c
CaO	1,27	22			alk
Na <sub>2</sub> O	3,84	62	hy	3,04	
K <sub>2</sub> O	5,08	54	ilm	0,61	k
H <sub>2</sub> O+	0,48		mi	0,70	mg
H <sub>2</sub> O-	0,07		ap	0,34	c/fm
TiO <sub>2</sub>	0,26	4			
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,09	1			
	99,78		spez. Gew.	2,63	

Struktur erweist sich unter dem Mikroskop als holokristallin-porphyrisch. Die Textur ist massig. In einer Grundmasse, die vorwiegend aus Feldspat, Umwandlungsprodukten und Quarz besteht, liegen Einsprenglinge von Orthoklas, Plagioklas, Quarz und seltener auch etwas grössere Fetzen von Chlorit. Bei den Feldspaten der Grundmasse (ca. 0,1 mm) war Unterscheidung und Abschätzung des Mengenverhältnisses Orthoklas, Plagioklas schwer. Beide sind leicht umgewandelt in Sericit und Karbonat, Zoisit-Klinozoisitkörnern sind seltener. Sphärolithähnliche Gebilde mit Aggregatpolarisation deuten auf beginnende Zeolithbildung. Muskovit liegt zuweilen auch in etwas grösseren Blättchen vor. Das Karbonat ist durchwegs schlecht begrenzt. Der Quarz der Grundmasse löscht schwach undulös aus. Der spärliche Chlorit ( $n_v$  grün,  $n_a$  hellgrün) scheint sekundär nach Biotit, von dem jedoch keine Relikte nachgewiesen werden konnten.

Als primäre Akzessorien treten in der Grundmasse Magnetit-Ilmenit, Pyrit, Apatit, Zirkon und Fluorit auf. Apatit, meist idiomorph, erreicht in Basisquerschnitten einen Durchmesser von etwa 0,1 mm. Zuweilen erscheint er von Feldspat korrodiert. Ganz akzessorisch wurde intensiv violetter, xenomorpher Fluorit festgestellt.

Die Einsprenglinge machen etwa 32 Vol.% des Gesteins aus und zwar:

	Vol. %
Orthoklas	19
Plagioklas An <sub>12-15</sub>	5
Quarz	7
Chlorit	1

An den hellen Einsprenglingen sind Korrosionserscheinungen zu sehen, besonders deutlich und auffallend am Quarz. Der Orthoklas

ist perthitisch entmischt. Von sehr feinem Pigment erscheinen Orthoklas sowohl wie Plagioklas schwach rosa. Die Plagioklas-Einsprenglinge enthalten viel Sericitschüppchen. Der Plagioklas ist ein Albit-Oligoklas mit 12—15 % An. Ein vermessener Einsprengling war ein Komplexzwilling nach dem X-Periklin-Gesetz (Verwachsungsebene (100), Axe  $\frac{\perp [010]}{[100]}$ ). Der Quarz ist durchwegs rundlich begrenzt.

Er löscht beinahe einheitlich aus. An zwei Quarz-Einsprenglingen wurde Zwillingbildung beobachtet. Die Einsprenglinge von Chlorit-Aggregat lassen durch ihre innere Anordnung vermuten, dass es sich um Pseudomorphosen nach Biotit handelt. Relikte von Biotit (mit  $n_\gamma$  olivgrün,  $n_\alpha$  gelbgrün) bestätigen diese Annahme. Der Chlorit, zweiachsig negativ, hat folgende Absorptionsfarben:  $n_\gamma$  blaugrün,  $n_\alpha$  hellgrüngelb; er hat schwache, zuweilen anomale Interferenzfarben. In unregelmässig verteilten rundlichen Flecken sind grössere Farbunterschiede auffallend, ohne dass als Zentrum dieser stärker pleochroitischen Zonen jeweils ein Einschlussmineral festgestellt werden könnte. Im Chlorit liegen akzessorisch Rutil, in Nadeln als Sagenitgewebe und in gröbereren Körnern, Zirkon und Apatit.

Die Analyse dieses Granitporphyrs (neue Hauptbezeichnung: Adamellitporphyr) ergab folgende Werte:

Analyse 12: Granitporphyr, 800 m N Fouday, beim Viadukt, Vogesen  
Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	73,45	1226	Q	30,35	si 422
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	12,82	125	or	28,36	
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,97	6	ab	32,49	al 43
FeO	0,51	7	an	3,34	fm 10,5
MnO	0,05				c 7,5
MgO	0,43	11	di	1,51	alk 39
CaO	1,27	22	hy	0,40	
Na <sub>2</sub> O	3,88	62	mt	0,93	k 0,45
K <sub>2</sub> O	4,82	51	ilm	0,46	mg 0,36
H <sub>2</sub> O+	0,61		ht	0,32	c/fm 0,72
H <sub>2</sub> O-	0,07		ap	0,34	
CO <sub>2</sub>	0,44				
TiO <sub>2</sub>	0,28	3			
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,18	1			
	99,78			spez. Gew. 2,62	

### Vogesit.

Fundort: An der Strasse Andlau-Hohwald, einige 100 m vor Efermatten. Hellgraues, feinkörnig—porphyrisches Gestein. Im frischen Bruch erkennt man bis ca. 4 mm messende, grünliche Einschlüsse, die in ihrer rundlich-ovalen Form den Eindruck von Blasen-

ausfüllungen machen. Unter dem Mikroskop ist die Struktur holokristallin-porphyrisch—amygdaloidal. Einsprenglinge von Hornblende, Diopsid, Feldspat und Quarz liegen in einer feinkörnigen Grundmasse, in der neben den gleichen Gemengteilen lediglich Umwandlungsprodukte und Übergemengteile zu sehen sind. Körnige Aggregate von Epidot, begleitet von Chlorit, entsprechen den makroskopisch erkannten Mandelausfüllungen. Im untersuchten Dünnschliff erreichten diese Bildungen eine Länge von ca. 3 mm.

Die Feldspat-Einsprenglinge messen durchschnittlich etwa 0,5 mm, die stengligen Hornblende-Einsprenglinge etwa 0,4 mm in der Prismenzone, 0,2 mm in der Basis, die Feldspatleisten der Grundmasse sind etwa 0,1 mm lang.

Die Hornblende-Einsprenglinge sind meist idiomorph und frisch. Es ist eine gewöhnliche braune Hornblende mit nicht sehr starkem Pleochroismus:  $n_\gamma$  olivbraun,  $n_\beta$  braun,  $n_\alpha$  hellbraun und mässiger Doppelbrechung. Zonarbau kommt vor; die äussere Hülle hat dann die stärkeren Absorptionsunterschiede. Die Orientierung  $c/n_\gamma$  ist  $17^\circ$ . Umwandlung in Chlorit, Zoisit, Epidot hat bei den Hornblende-Einsprenglingen keine grosse Bedeutung erlangt, hingegen ist die braune Hornblende randlich zuweilen umgewandelt in blaue Hornblende, wohl durch Aufnahme von bei der Zoisitisierung der Feldspate freigewordenem Alkali. Der Diopsid tritt in farblosen Stengeln und Aggregaten (bis 0,3 mm etwa) auf. Durch die hohe Lichtbrechung hebt er sich deutlich von dem ihn umgebenden Feldspat und Chlorit ab. Die Auslöschungsschiefe des Diopsids  $c/n_\gamma$  ist  $46^\circ$ .

Der Diopsid ist oft teilweise umgewandelt in Chlorit und Zoisit. Der bei der Umwandlung des Diopsids entstandene Chlorit ist ganz schwach grünlich gefärbt und hat sehr geringe Doppelbrechung, deren Charakter nicht bestimmt werden konnte. Die Feldspat-Einsprenglinge sind ebenso wie die Feldspate der Grundmasse unfrisch. Ohne Analysator sind sie nicht zu erkennen; höchstens lässt sich ihre Gegenwart aus mehr oder weniger regelmässig begrenztem feinfilzigem Zoisitaggregat vermuten. Die Feldspat-Einsprenglinge sind z. T. Orthoklas, z. T. albitreicher Oligoklas. Vor der Zoisitisierung lag wohl ein basischerer Plagioklas vor. Die leistenförmigen Feldspate der Grundmasse sind ebenfalls teils Orthoklas, teils Plagioklas. Genauere Bestimmung, insbesondere des Mengenverhältnisses, war wegen der Unfrische nicht gut durchzuführen. Der Quarz ist jedenfalls z. T. nicht sekundär. Er liegt sowohl als Einsprengling als auch in der Grundmasse vor. Die hypidiomorphen-xenomorphen Einsprenglinge weisen kleine opake Einschlüsse auf und löschen deutlich

undulös aus. Sie sind jünger als die Hornblende-Einsprenglinge und älter als der Diopsid der Grundmasse.

Die Umwandlungsprodukte Zoisit, Epidot, Chlorit sind, besonders in der Grundmasse, ziemlich verbreitet. Akzessorisch wurde neben etwas Magnetit und Hämatit Rutil in rundlichen, dunkelbraunen Körnern festgestellt. Die Mandelausfüllungen bestehen aus Epidot-Chloritaggregat mit etwas Magnetit. Der Epidot ist fleckig gefärbt und hat schwachen Pleochroismus  $n_\gamma$  grünlichgelb,  $n_\alpha$  farblos.

Der Chlorit ( $n_\gamma$  blaugrün,  $n_\alpha$  gelbgrün) ist zweiachsig negativ und hat kleine Doppelbrechung.

Der Modus dieses Vogesits lässt sich nur annähernd angeben:

	Vol. %
Feldspat	66
Diopsid	9
Hornblende	6
Quarz	4
Chlorit, Zoisit, Epidot	14
Epidot-Chlorit-Mandeln	1
	<hr/>
	100

Neue Hauptbezeichnung: Mikrosyenodiorit.

Über den Chemismus orientiert die folgende Analyse:

Analyse 13: Vogesit, Strasse Andlau-Hohwald, einige 100 m vor Efermatten, Vogesen

Anal.: P. ESENWEIN

Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte
SiO <sub>2</sub>	57,64		
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	14,11		
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	2,74	Q 6,60	si 178
FeO	3,51	or 22,24	
MnO	0,12	ab 29,34	al 25,5
MgO	5,40	an 11,68	fm 40,5
CaO	4,96		c 16
Na <sub>2</sub> O	3,49	di 7,94	alk 18
K <sub>2</sub> O	3,85	hy 12,64	
H <sub>2</sub> O+	2,52	mt 3,94	k 0,42
H <sub>2</sub> O-	0,18	ilm 1,82	mg 0,61
TiO <sub>2</sub>	0,96	ap 1,01	c/fm 0,40
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,38		
	<hr/>		
99,86		spez. Gew. 2,72	

Ausserhalb der bisher besprochenen Gesteine der Gruppe des Kammgranits und des Hochfelds liegen die folgenden Gesteine, die hier anhangsweise kurz erwähnt seien.

Andesittuff (Grauwacke?) vom Steinbruch von Ste Odile bei St. Nabor. Ein grün—mattweiss gesprenkeltes Gestein mit von blosserem Auge erkennbarem Feldspat, Hornblende, Chlorit. Verschie-

dene Gesteinsteile stossen eckig angrenzend aneinander, ohne dass eine starke Abweichung von der mittleren Gesteinszusammensetzung zu erkennen wäre. Es deutet dies auf klastische oder tuffogene Entstehung. Unter dem Mikroskop ist die Struktur porphyroklastisch.

In einem Grundgewebe von wesentlich Feldspat, Sericit, Chlorit mit untergeordnet Quarz, Karbonat und einem Zeolith liegen Porphyroklasten von Feldspat, Hornblende, Magnetit und von Karbonat-Albitsaum umgebene grössere, meist rundlich umgrenzte Chloritpartien. Akzessorisch treten im Grundgewebe Apatit und Zirkon auf. Der erwähnte Zeolith ist einaxig positiv und zeigt Aggregatpolarisation.

Die Feldspatporphyroklasten sind vorwiegend Plagioklas; daneben kommt auch Orthoklas vor. Die Plagioklase sind Oligoklase bis Andesine, deren Anorthitgehalt zwischen  $An_{18}$  und  $An_{35}$  liegt. Die Hornblendeporphyroklasten ( $c/n_p$  17°;  $n_p$  olivenbraun,  $n_a$  hellbraun) zeigen Verbiegungen und Zerreibungen und in der Basis vielfach wellige Auslöschung.

Die chemische Analyse ergab folgende Werte:

Analyse 14: Andesittuff, Steinbruch Ste Odile bei St. Nabor, Vogesen

Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm		NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	59,36	989				
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	16,82	165	Q	13,85	si	204
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	2,73	17	or	16,68		
FeO	2,93	40	ab	31,96	al	34
MnO	0,20	3	an	18,90	fm	29
MgO	2,47	62	C	0,61	c	18,5
CaO	5,02	89			alk	18,5
Na <sub>2</sub> O	3,77	61	hy	8,05		
K <sub>2</sub> O	2,79	30	mt	3,94	k	0,33
H <sub>2</sub> O+	2,07		ilm	1,82	mg	0,44
H <sub>2</sub> O-	0,12		ap	1,34	c/fm	0,64
CO <sub>2</sub>	0,37					
TiO <sub>2</sub>	0,97	12	cc	0,40		
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,62	4				
	100,24		spez. Gew.	2,74		

Es ist ausserordentlich interessant, dass dieser Tuff eine Zusammensetzung hat, die manchen Taveyannazgesteinen nahekommt.

So gibt beispielsweise F. DE QUERVAIN<sup>1)</sup> für einen Taveyannazsandstein vom Schächental folgende Werte an: si 219, al 33,5, fm 30, c 19,5, alk 17, k 0,31, mg 0,43, c/fm 0,64. Die Stellung des Gesteines zur herzynischen Faltung ist vielleicht in mancher Beziehung analog der Stellung des Taveyannazsandsteines zur alpinen Faltung.

<sup>1)</sup> Diese Zeitschrift, Bd. VIII, 46. 1928.



Porphy r (Devon), ebenfalls vom Steinbruch von Ste Odile bei St. Nabor. Dunkelgraues porphyrisches Gestein, in dem man von Auge bis ca. 5 mm lange Feldspat-Einsprenglinge erkennt. Unter dem Mikroskop ist die Grundmasse mikrogranitisch bis mikrofelsitisch. In ihr liegen im Grossen und Ganzen relativ frische Einsprenglinge von Plagioklas und Anhäufungen von Magnetit-Ilmenit, Chlorit und Zoisit, die in ihrer Anordnung auf die Umwandlung von femischen Einsprenglingen schliessen lassen. Die Grundmasse ist stark bestäubt und zeigt zwischen gekreuzten Nicols fleckig-körnige Aufhellungen mit den Interferenzfarben der Feldspate und des Quarzes. Chlorit, Karbonat, Magnetit, Ilmenit, Apatit, Zirkon konnten in ihr beobachtet werden. Femische Umwandlungsprodukte — Leukoxen, Magnetit, Chlorit — sind in der Grundmasse weit verbreitet.

Die Analyse dieses Gesteins ergab folgende Werte:

Analyse 15: Porphy r (Devon), Steinbruch Ste Odile b. St. Nabor, Vogesen  
Anal.: S. PARKER

	Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte
SiO <sub>2</sub>	65,66	1095	Q 30,01	si 270
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	15,72	154	or 15,57	
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	3,34	21	ab 24,10	al 38
FeO	1,41	19	an 16,96	fm 24,5
MnO	0,02		C 2,96	c 19
MgO	1,56	38		alk 18,5
CaO	4,37	78	hy 3,80	
Na <sub>2</sub> O	2,87	46	mt 2,32	k 0,38
K <sub>2</sub> O	2,62	28	ht 1,76	mg 0,38
H <sub>2</sub> O+	0,89		ilm 1,37	c/fm 0,79
H <sub>2</sub> O-	0,04		ap 0,67	
CO <sub>2</sub>	0,47	10		
TiO <sub>2</sub>	0,67	9		
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,29	2		
	99,93		cc 1,00	spez. Gew. 2,71

Die si-Zahl zeigt, dass in der kaum diagnostizierbaren Grundmasse Quarz (eventuell Orthoklas) vorhanden sein wird. Der Chemismus ist granodioritisch. Es lauten ja die granodioritischen Typenwerte: si 270, al 39, fm 23, c 17, alk 21, k 0,43, mg 0,40. Nach der neuen Nomenklatur<sup>1)</sup> müsste das Gestein als Phaeno-Andesit oder Andesitoid bezeichnet werden.

Die Plagioklas-Einsprenglinge sind meist intensiv verzwilligte und oft etwas zonar gebaute Andesine mit 30—35 % An.

Nach dem Habitus der Pseudomorphosen scheint der femische Einsprengling Hornblende gewesen zu sein; doch wurden keine Relikte festgestellt, die diese Vermutung bestätigen würden.

<sup>1)</sup> Siehe diese Zeitschrift, Bd. XI, 296. 1931.

Meist in der Nähe von etwas grösseren, mehr oder weniger gut umgrenzten — offenbar primären — Magnetitkörnern, oder als Einschluss in Magnetit wurde unregelmässig bräunlich gefärbter Apatit festgestellt. Der Apatit zeigt in der Prismenzone parallel  $c$  angeordnet opake bis rotbraune Einschlüsse von wechselnder Breite. Dadurch erscheint der Apatit fleckig, zuweilen auch, wenn die Einschlüsse sehr fein sind, homogen bräunlich. Die Eigenschaften der Einschlüsse lassen auf Rutil schliessen. In der Basis wurde ein sagenitartiges Gewebe von sich unter  $60^\circ$  schneidenden feinen, opaken - durchscheinenden Lamellen beobachtet. Es scheint dies auf eine Rutil-Entmischung im Apatit zu deuten.

#### Limburgit, Riquewihir (Reichenweier).

Der Limburgit von Reichenweier ist von LINCK (6, S. 52) eingehend beschrieben worden. LINCK gibt Analysen von aus dem Limburgit isolierten Augit und Olivin und eine Bauschalanalyse des Gesteins, die wir hier vergleichsweise anführen. Der jetzt untersuchte Limburgit ist makroskopisch ein dunkles, basaltähnliches Gestein mit von Auge erkennbaren Einsprenglingen von Olivin und Augit und mit Einschlüssen von Kalk. Unter dem Mikroskop besteht das holokristallin-porphyrische Gestein aus Pyroxen-, Olivin- und Karbonat-Einsprenglingen in einer Grundmasse von wesentlich Pyroxen, Olivin, Magnetit, Karbonat und Akzessorien.

Die mikrokristalline Grundmasse wird gebildet von Augitmikrolithen, Olivin, der vielfach in Serpentin und Karbonat umgewandelt ist, Magnetit und Nephelin. Eine hellbräunliche Glasbasis tritt nur ganz untergeordnet auf. Der Nephelin ist meist xenomorph, interstitiell zwischen den anderen Gemengteilen der Grundmasse. Wo er hypidiomorph auftritt, hat er säulenförmigen Habitus mit  $n_x$  in der Längsrichtung. Der Nephelin hat tiefe Lichtbrechung; die Doppelbrechung ist so gering, dass sie ohne Kondensator und Rot I oft kaum erkennbar ist. Nephelin wird von LINCK nicht erwähnt. Eine farblose isotrope Zwischenmasse hält er für Glas. Allerdings folgert er aus der Gesteinsanalyse und den Analysen der Hauptkomponenten, Augit und Olivin, dass die Zusammensetzung des Glases ungefähr der des Nephelins entsprechen müsse (6, S. 60).

Ganz untergeordnet scheint in der Grundmasse auch ein einaxig positiver Zeolith vorzukommen. Die Augite der Grundmasse haben eine Auslöschungsschiefe  $c/n_x$  von  $50^\circ$ ; sie zeigen einen schwachen Pleochroismus in graubraunen Farben. Der Serpentin hat ziemlich hohe Doppelbrechung; er ist deutlich grün gefärbt ( $n_x$  bräunlichgrün,

$n_a$  grün). Magnetit ist ein verbreiteter Übergemengteil; in mehr oder weniger idiomorphen, kleinen Kristallen ist er über den ganzen Schliff verstreut. Karbonat tritt als unregelmässig verteilter Übergemengteil auf. Teils ist es sekundär infiltrativ, teils stammt es von mitgerissenen Sedimenteinschlüssen. Wir sehen dann um einen einheitlich oder schwach undulös auslöschenden Kern von Karbonat in grossen Kristallen eine Umrandung durch Serpentin-Chloritsubstanz mit kleinen Magnetiten, oft auch einen Kranz von feinerkörnigem, abweichend orientiertem Karbonat. Zuweilen ist diese feinkörnigere Karbonatumrandung, in der gelegentlich Aggregatpolarisation zu sehen ist, durch Limonit intensiv gefärbt. Die Pyroxen-Einsprenglinge erreichen eine Grösse von ca. 3 mm. Sie zeigen meist ausgesprochenen Zonarbau, auch Sanduhrstruktur. Zwillingsbildung kommt häufig vor, zuweilen auch polysynthetische Lamellierung. Die Auslöschungsschiefe  $c/n_z$  wurde zu  $52^\circ$  bestimmt; von LINCK wird sie zu ca.  $43^\circ$  angegeben (6, S. 55).

Der Augit lässt einen schwachen Pleochroismus in bräunlich bis violetten Farben erkennen. Im Pyroxen kommen spärlich Glaseinschlüsse vor.

Die z. T. bis 4 mm messenden Olivin-Einsprenglinge sind längs Rissen maschenartig und von aussen her teilweise in Serpentin umgewandelt. Vielfach lassen die Serpentinpseudomorphosen noch die gute kristallographische Umgrenzung des Olivins erkennen. Der Olivin hat hohe Doppelbrechung mit positivem Charakter. Er scheint früher gebildet als der Pyroxen, von dem er  $c||c$  umwachsen beobachtet wurde (s. Tafel, Fig. 4). Der Olivin der Grundmasse ist häufig nur noch als Relikt in Serpentinpseudomorphosen erhalten.

Die Mengenverhältnisse konnten nur annähernd bestimmt werden:

	Vol. %
Grundmasse: Olivin, Serpentin, Pyroxen	65
Einsprenglinge: Olivin + Serpentinpseudomorphose	16
Pyroxen	11
Magnetit	6
Nephelin	1
Karbonat	1
	100

Der Magmentypus ist theralithgabbroid bis jacupirangitisch. Normativer und modaler Mineralbestand differieren sehr stark, wie häufig in Gesteinen, bei denen dunkle Gemengteile weit überwiegen.

Der Hauptteil der Alumosilikate findet sich im Augit in niedrig sili-fizierter Form. Die mineralogische und chemische Verwandtschaft dieses jungen Ergussgesteins mit den vulkanischen Gesteinen des be-nachbarten rechtsrheinischen Kaiserstuhls ist offensichtlich.

LINCK gibt folgende Analyse des Limburgits von Reichenweier (6, S. 60):

	Gew. %
SiO <sub>2</sub>	42,30
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	12,74
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub> + FeO	10,60
MgO	12,74
CaO	13,01
Na <sub>2</sub> O	2,65
K <sub>2</sub> O	0,94
H <sub>2</sub> O	2,54
TiO <sub>2</sub>	1,51
	99,03

Eine neu ausgeführte Analyse ergab folgende Werte:

Analyse 16: Limburgit, Riquewahr, Vogesen

Anal.: S. PARKER

Gew. %	Mol. Z.	Norm	NIGGLI-Werte	
SiO <sub>2</sub>	40,23	671		
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	8,60	84	or	9,45
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	3,24	20	ab	24,63
FeO	7,25	100	an	5,56
MnO	0,21	3		
MgO	12,45	311	di	1,18
CaO	12,82	229	cs	10,15
Na <sub>2</sub> O	2,94	47	ol	26,08
K <sub>2</sub> O	1,65	17	ap	1,68
H <sub>2</sub> O+	3,13		mt	4,64
H <sub>2</sub> O-	0,59		ilm	5,32
CO <sub>2</sub>	3,13	71	cc	7,10
TiO <sub>2</sub>	2,83	35		
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,74			
	99,81			
			spez. Gew. 3,03	

Ältere Analysen der Limburgite des Kaiserstuhls sind, wie fol-gende zwei Beispiele zeigen, lediglich etwas tonerdereicher und magnesiumärmer:

si	al	fm	c	alk	k	mg	c/fm	
87	19	45,5	27	8,5	0,26	0,59	0,59	} Limburgite / der Limburg
87	17,5	47,5	27,5	7,5	0,48	0,57	0,58	

## II. Die chemischen Verhältnisse der herzynischen Eruptivgesteine der Vogesen

Von *Paul Niggli*

Es schien von verschiedenen Gesichtspunkten aus erwünscht, die Gelegenheit der schönen Exkursion in die Vogesen zur Sammlung von Material zu benutzen, das mineralogisch, in Besonderheit jedoch chemisch untersucht werden sollte. Der südliche Schwarzwald war bereits mehrfach Gegenstand derartiger Arbeiten. Ein Vergleich mit den Vogesen lag nahe, verlangte jedoch zur Ergänzung der teilweise ziemlich alten chemisch-analytischen Daten einige Neubestimmungen. Soweit bekannt, schienen viele Varietäten des sogenannten Kammgranits einen eigenartigen Chemismus aufzuweisen, der keinem der aufgestellten Hauptmagmentypen ohne Zwang zugeordnet werden konnte. In den „Mineral- und Gesteinsprovinzen“ wurde die damals einzige neuere Analyse eines typischen Kammgranits anhangsweise zum lamprosyenitischen Typus gestellt. Die dafür relativ hohe si-Zahl machte diese Zuordnung zu einer recht unbefriedigenden. Es schien notwendig, die Sachlage abzuklären. Als es sich zeigte, dass tatsächlich das Gebiet des Kammgranites durch individuelle chemische Charakteristika ausgezeichnet ist, galt es nachzuprüfen, ob für das nördliche Tiefengesteinsmassiv der Unterschied so deutlich sei, wie neuere Analysen vermuten lassen. Schliesslich konnte die Studie dazu benutzt werden, die in dieser Zeitschrift vorgeschlagene Klassifikation der Eruptivgesteine anzuwenden.

### 1. ZUM KAMMGRANIT GEHÖRIGE ERUPTIVGESTEINE

Die Tabelle 1 gibt die Hauptmolekularwerte der sieben neuen Gesteinsanalysen zusammen mit den Molekularwerten neuerer Analysen, die JUNG in seiner grossen Arbeit zitiert (2). Individualität und Lokalkolorit einer petrographischen Provinz kommen in dieser Zusammenstellung aufs schönste zur Geltung.

Dreierlei fällt sofort auf:

- a) Die Hauptvariation liegt bei si-Zahlen zwischen 300 und 200.
- b) In diesem Gebiet ist im Vergleich zu andern Gesteinen fm sehr hoch.
- c) Mit dem hohen fm sind hohe mg-Zahl und relativ hohes k verbunden, während c relativ niedrig bleibt.

Dass ausserordentliche Verhältnisse vorliegen, geht aus Vergleichen mit andern Eruptivgesteinen und mit den in dieses si-Gebiet fallenden gewöhnlichen Magmentypen hervor (siehe Tabelle 2). Man

vergleiche etwa den Chemismus des Albtalgranites des Schwarzwaldes (si 270) und des Lausitzer Granites (si 242) mit dem Chemismus der typischen Kammgranite zwischen Cornimont und La Bresse (si 231 und si 228). Die unter b) und c) genannten Eigentümlichkeiten stellen Tendenzen dar, die einerseits für den Übergang pazifischer Provinzen zu mediterranen, andererseits für die lamprophyrische Differentiation kennzeichnend sind. Es hat bei absoluter Kalivormacht oder doch relativem Kalireichtum eine Anreicherung von Magnesiumsilikat stattgefunden. Die gleiche Verknüpfung von hohem mg und k findet man beispielsweise in den jungen mediterranen Provinzen Italiens und in vielen Lamprophyren. Dieser Umstand rechtfertigt auch durchaus die frühere Zuordnung einer Kammgranitanalyse zum lamprosyenitischen Magmentypus. Allein, wenn wir sehen, dass so gewaltige Gesteinsmassen diesen Chemismus mit der für lamprosyenitisch relativ hohen si-Zahl besitzen, ist es zweckmässiger, einen neuen Magmentypus abzugrenzen. Es ist wohl sprachlich besser, ihn statt lamproquarzsyenitisch kurzweg *kammgranitisch* zu nennen, unter Zuordnung des neuen Typus zu den Magmen der Kalireihe.

In Tabelle 1 sind sechs Proben ihrem Chemismus nach als kammgranitisch bezeichnet worden. Dabei sind folgende (natürlich nur vorläufigen) Variationsgrenzen erkennbar:

si	al	fm	c	alk	k	mg
231—209	24,5—29	37,5—42	9,5—13	18,5—24,5	0,46—0,65	0,60—0,66

Die Magmentypenwerte sind provisorisch (siehe Tabelle 2) wie folgt festgelegt worden:

si	al	fm	c	alk	k	mg
225	26	39	12	23	0,6	0,6

Die Differenz al—alk ist relativ klein, mit dem hohen k-Wert bedingt dies im allgemeinen Vormacht des Alkalifeldspates über Plagioklas. Die Quarzzahl ist noch deutlich positiv, für den Typus z. B. ist  $qz = + 33$ .

Es handelt sich somit in Tiefengesteinsform um Granite bis eventuell Adamellite. Das hohe fm hat zur Folge, dass manche hierhergehörigen Gesteine an der Grenze der gewöhnlichen Granite zu den Melagraniten stehen, indem gegen 25% der Gemengteile melano-kraten Charakter aufweisen.

Als Ganzes genommen ist die Vergesellschaftung aplitgranitischer, rapakivitischer, tasnagranitischer, kammgranitischer, opdalitischer bis monzonitischer Magmentypen für die grosse Tiefengesteinsmasse der zentralen und südlichen Vogesen kennzeichnend.

Tabelle 1

si	al	fm	c	alk	k	mg	Magmentypus	Gesteinsname	Vorkommen	Quelle
414	49	5	3	43	0,47	0,33	aplitgranitisch	Muskovitgranit	Bressoirgranit 4 1/2 km ob Ribeaupillé	5 diese Arbeit
368	42	16	6,5	35,5	0,58	0,55	rapakivitisches	Zweiglimmergranit	2 km vor Gérardmer gegen Grosse Pierre	4 " "
275	37,5	27,5	9	26	0,50	0,61	tasnagranitisch	Granit bis Granodiorit	Col du Page	1 " p. 351
231	25,5	38	12	24,5	0,63	0,66	kammgranitisch	Hornblende-Biotitgranit	} Zwischen Cornimont und La Bresse	1 diese Arbeit
228	24,5	39,5	12,5	23,5	0,65	0,65	"	Hornblende-Biotit-Granit		2 " "
227	27,5	37,5	11	24	0,59	0,60	"	Biotit-Granitporphyr, augitführend	2 km vor Gérardmer	6 " "
227	29,5	38	11,5	21	0,65	0,66	"	Hornblende-Granit	Zwischen Rochesson und Gérardmer	2 " p. 351
224	29,5	42	9,5	18,5	0,46	0,61	"	Hornblende-Biotitgranodiorit <sup>1)</sup>	Haut du Faîte	III <sup>2)</sup> diese Arbeit
221	33	29	14	24	0,45	0,51	opdalitisch	Biotitgranodiorit, hornblendeführend	Zwischen Cornimont und La Bresse	3 " p. 351
218	37	35	17	21	0,60	0,60	"	Hornblendegranit bis Granodiorit	Britosse	IV 2, p. 356
218	33	29,5	16,5	21	0,48	0,58	"	Hornblendegranodiorit	Col des Charbonniers	V 2, p. 356
209	26	39	13	22	0,60	0,60	kammgranitisch	Augitgranit, Gang	Grosse Pierre, zwischen La Bresse und Gérardmer	VI 2, p. 354
179	31,5	33,5	15,5	19,5	0,47	0,52	monzonitisch	Vogesit		VII diese Arbeit

<sup>1)</sup> Hier Granodiorit genannt auf Grund der Norm.  
<sup>2)</sup> Aus H. S. WASHINGTON, Chemical Analyses of Igneous Rocks, U. S. Geol. Surv. P. P. 99, 1917, p. 345;  
zitiert nach K. WEYBERG, Warsch. Un. Nachr. 1909.

Tabelle 2

si	al	fm	c	alk	k	mg	Magmentypus	Herkunft	Vergleich mit:
460	46	8	5,5	40,5	0,50	0,20	aplitgranitisch	Magmentypus	5
374	41,5	15	6,5	37	0,42	0,21	engadinitisch	Mt. Blanc-Granit	5
380	43	16	9	32	0,48	0,37	rapakivitisches	Zweiglimmergranit, Lausitz	4
380	40	18	9	33	0,50	0,27	"	Magmentypus	4
290	35	28,5	8	28,5	0,45	0,35	tasnagranitisch	"	1
270	35	26	15	24	0,42	0,33	normalgranitisch	"	1, 2, 3, 6, II-V
270	38	25	12	25	0,41	0,52	"	"	1, 2, 3, 6, II-VI
242	33	25	14	22	0,31	0,31	"	Albtalgranit, Schwarzwald	
185	30	30	15	25	0,50	0,40	normalsyenitisch	"Biotitgranit" Nadelwitz, Lausitz	1, 2, 3, 6, II-VI
215	32	32	18	18	0,50	0,42	opdalitisch	Magmentypus	
160	25	46	12	17	0,50	0,60	lamprosyenitisch	"	7
225	26	39	12	23	0,60	0,60	kammgranitisch	Neuer " Typus	
178	31,5	30,5	19,5	18,5	0,44	0,40	kammgranitisch	Hypersthenmonzonit, Predazzo	7
140	30	30	21	19	0,50	0,45	normalmonzonitisch	Magmentypus	

In der neuen Arbeit von R. W. KARPINSKI: „Contribution à l'Etude métallogénique des Vosges méridionales“ (3) werden übrigens auch echte Monzonite erwähnt. Der Gesamtchemismus steht in deutlichem Gegensatz zu demjenigen des südlichen Schwarzwaldes, wie er z. B. aus der Zusammenstellung im „Chemismus schweizerischer Gesteine“<sup>1)</sup> hervorgeht. Es ist indessen von Interesse, zu sehen, dass ein lokaler endogener basischer Einschluss (Schliere) im Albtalgranit zu dem kammgranitischen Magmentypus überleitet. Für ihn lauten nach S. K. RAY (9, p. 64) die Molekularwerte:

si	al	fm	c	alk	k	mg
259	26	44	6	24	0,66	0,58

Die Tendenz zu hohem fm und niedrigem c ist hier sogar noch etwas stärker ausgeprägt. Diese endogenen Einschlüsse im Albtalgranit scheinen nichts mit Einschmelzungen zu tun zu haben; sie verdanken lamprophyrischen Differentiationen ihre Entstehung. In den Vogesen hat man den relativ hohen Gehalt der Granite an dunklen Gemengteilen (neben Biotit insbesondere Hornblende) mit Assimilationen in Beziehung gebracht. Abgesehen davon, dass für das ebenfalls an Hornblende reiche Hochfeldgebiet ganz andere chemische Charakteristika in Betracht kommen, lässt sich diese Hypothese weder geologisch noch chemisch beweisen. Mir scheint ein anderer Punkt von Bedeutung. J. JUNG schreibt in seinem Werk: „Contribution à la Géologie des Vosges hercyniennes d'Alsace“ (2, S. 353): „Le granite porphyroïde des Vosges centrales diffère d'une manière remarquable des granites du groupe du Champ-du-Feu (Hochfeld) en ce que les filons y sont rares et peu variés. Sur des étendues énormes, dans la région de Münster par exemple, on ne rencontre, hors les aplites, aucune espèce de roche filonienne.“ Weiterhin bemerkt er, dass Minetten und Kersantite im Kammgranitgebiet eigentlich nur südlich Gérardmer in grösseren Mengen auftreten. Hier stehen sie vielleicht in einer gewissen Beziehung mit dem Zweiglimmergranit von rapakivitischem Chemismus. Auch ist nach der Analyse No. 7 wahrscheinlich, dass sie hier nicht sehr fm-reich sind.

Währenddem im Gebiet der Gruppe der Hochfeldgranite durch fortgesetzte Differentiation ein typisch lamprophyrisches Teilmagma sich abspaltete, so dass der Rest gewöhnlich granodioritischen bis dioritischen Chemismus annahm, hat im Kammgranitgebiet eine Ver-

<sup>1)</sup> Beitr. zur Geol. der Schweiz, Geotechn. Ser., XIV. Liefg., Bern 1930. Näher verwandt sind die kieselsäureärmern, echt lamprosyenitischen Durbachite und Glimmersyenite des mittlern Schwarzwaldes.



mischung bereits gebildeter lamprophyrischer Magmen bzw. absinkender Kristalle mit dem Muttermagma stattgefunden, oder es fehlte in gewissen Niveaus die Trennungstendenz völlig. Es entspricht der Chemismus der jetzt erkennbaren Gesteine weniger einer Mischung älterer basischer Ergussgesteine mit Granit bis Granodiorit als einer Mischung von Lamprophyr mit Granit bis Granodiorit.

Auf alle Fälle haben wir es hier mit einer Eruptivgesteinsprovinz ausgesprochener Eigenart zu tun, deren spezielle chemische Verhältnisse nicht durch lokale Bedingungen erklärt werden können.

Ein Wort noch über die zwei Kammgranitanalysen 1 und 2. Wie das häufig in ein und demselben Bruch der Fall ist, ist das Gestein No. 1 durch die Rosa-Feldspäte rötlich gefärbt, das Gestein No. 2 indessen grauweiss. Es wurde vermutet, dass No. 1 unter Oxydation des Eisens etwas stärker sekundär beeinflusst sei. Folgende gewichtsprozentischen Werte der beiden sehr nahe übereinstimmenden Analysen sind in diesem Zusammenhang von Interesse:

	Rötlicher Kammgranit (Analyse 1)	Grauer Kammgranit (Analyse 2)	Ziegelrote grano- dioritische Varietät (Analyse 3)
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,52	0,35	2,69
FeO	3,80	4,40	2,24
MnO	0,08	0,10	0,07
H <sub>2</sub> O +	1,11	1,05	1,12
H <sub>2</sub> O -	0,04	0,17	0,12
TiO <sub>2</sub>	0,86	1,09	1,16

Der Gesamteisengehalt ist im grauen Kammgranit grösser als im rötlichen. Indessen ist im letzteren tatsächlich etwas mehr Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> vorhanden. Der Unterschied ist jedoch klein und auch der Unterschied im + H<sub>2</sub>O-Gehalt kann kaum als beweisend für stärkere hydrothermale oder verwitterungsartige Beeinflussung angesehen werden. Im grauen Granit sind die Feldspäte nahezu frei von Hämatitschüppchen, im rötlichen sind solche vorhanden.

Ausgesprochen ziegelrot ist die granodioritische Varietät (Analyse No. 3). Die Feldspäte beherbergen grössere Hämatitschüppchen; die Analyse zeigt, dass die Hälfte des Eisens sich in dreiwertigem Zustand befindet.

Aus der Dünnschliffuntersuchung geht hervor, dass dieses Gestein viel Magnetit enthält, wie ja dessen hoher Gehalt an dreiwertigem Eisen niemals durch die in Feldspat eingeschlossenen Hämatitschüppchen allein bedingt sein könnte. Das Gestein war also primär reich an dreiwertigem Eisen, und es ist durchaus möglich,

dass die Farbvarietäten teilweise durch derartige ursprüngliche Verschiedenheiten mitbedingt sind. Es wird nur bei höherem anfänglichem  $\text{Fe}_2\text{O}_3$ -Gehalt soviel  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  in die Feldspäte eingehen, dass später die Entmischung leicht von statten geht und bemerkbar wird. In diesem Falle wäre für die verschiedene Farbe weniger die Variation hydrothermalen und verwitterungsartiger Umwandlung massgebend, als eine von Anbeginn an verschiedene Disposition dazu, bedingt durch verschiedene Konzentration.

Auf Grund der neuen mineralogischen Klassifikation der Eruptivgesteine<sup>1)</sup> müssen die Gesteine der Analysen 1 und 2 als Hornblende-Biotitgranite bezeichnet werden, während die der Analyse 3 entsprechende Varietät ein Granodiorit ist.

Nachstehend sind für die zwei grobkristallinen Gesteine die gemessenen volumprozentischen Mineralbestände mit den normativen Gewichtsprozenten verglichen.

#### Hornblende-Biotitgranit (Kammgranit), zwischen Cornimont und La Bresse

	modal, Vol. %		Analyse No. 2 normativ, Gew. %
Quarz	24,3	Quarz	11,4
Alkalifeldspat	31,5	Orthoklas	39,5
Plagioklas	19,1	Plagioklas	21,3
Biotit	17,0	Hypersthen	13,5
Hornblende	6,2	Diopsid	8,8
Akzessorien	0,9	Erz	2,4
Apatit	1,0	Apatit	1,3

#### Biotitgranodiorit, hornblendeführend, Fazies des obigen Kammgranites

	modal, Vol. %		Analyse No. 3 normativ, Gew. %
Quarz	16,5	Quarz	11,1
Alkalifeldspat	30,1	Orthoklas	28,4
Plagioklas	43,3	Plagioklas	43,1
Biotit	7,3	Hypersthen	4,9
Hornblende	1,5	Diopsid	3,9
Erz	1,1	Erz	7,6
Tit, Apatit	0,2	Apatit	0,7

Abgesehen davon, dass bei volumprozentischer Berechnung die leichteren hellen Gemengteile etwas stärker vorherrschen müssen als bei gewichtsprozentischer Berechnung, lassen sich folgende Unterschiede beider Zahlengruppen voraussagen:

<sup>1)</sup> P. NIGGLI, diese Zeitschrift XI, 296. 1931.

a) Da der Alkalifeldspat ein Perthit ist, enthält er einen Teil des Albitmoleküls, das bei der Normberechnung in den Plagioklas hineingeht. Dadurch kann aber auch teilweise oder vollständig der Verlust an Orthoklas, der durch die Bildung des Biotites hervorgerufen wird, kompensiert werden.

b) Die Bildung des Biotites erfolgt, wie die Berechnungen von Biotitanalysen nach dem Normschema zeigen, unter Benutzung des Eisen-Magnesiumsilikates (Hypersthen), eines Teiles des normativen Magnetites und Ilmenites sowie unter Addition einer ungefähr gleich grossen Menge von Feldspat, besonders Orthoklas, wobei jedoch Quarz in erheblicher Menge frei wird. Es muss daher der Biotitgehalt (sofern Biotit der einzige dunkle Gemengteil ist) im Mittel etwa das  $1\frac{1}{2}$ - bis 2-fache des normativen Hypersthengehaltes sein und dafür Orthoklas etwas zurücktreten, während Quarz in grösserer Menge zu erscheinen hat, als die Norm vermuten lässt. Allfälliger normativer Korund verschwindet.

c) Die Hornblenden des Kammgranites sind bereits früher analysiert worden. Sie sind relativ eisenarm und magnesiumreich. Sie enthalten nicht sehr grosse, jedoch deutliche Mengen von Aluminiumsilikaten, die normativ als Albit, Anorthit und Orthoklas berechnet werden. Dadurch wird der Feldspatgehalt etwas verringert. Immerhin sind über 80 Gewichtsteile als Moleküle berechenbar, die in der Norm als Diopsid und Hypersthen in Rechnung kommen. Nur wenig Quarz wird frei.

Unter Berücksichtigung dieser Beziehungen stimmen Norm und Modus des Hornblende-Biotitgranites von Cornimont-La Bresse recht gut miteinander überein. Etwas weniger gilt dies für die granodioritische Varietät, bei der volumprozentisch der Plagioklasgehalt zu hoch ist. Da sich die Angaben der Volumprocente auf das Vermessen nur eines Dünnschliffes stützen, ist anzunehmen, dass in dieser schlierigen Varietät Analysen- und Dünnschliffmaterial etwas voneinander abweichen. Ob man nach der Norm oder dem wirklichen Mineralbestand klassifiziert hätte, kommt jedoch in diesen beiden Fällen auf das gleiche heraus. Man ersieht daraus, wie unter Umständen schon die Norm wichtige Anhaltspunkte für mineralogische Klassifikationen gibt. Aber das gilt nicht mehr für Gesteine, die sehr reich an dunklen Gemengteilen, besonders an Biotit oder Hornblende, sind. Die Analyse des „Gabbro“, d. h. dem Mineralbestand nach des plagioklasführenden Glimmer-Hornblendites von der Passhöhe des Tänehels zwischen Ribeaupillé und Ste Marie, zeigt dies

deutlich. Folgende Zusammenstellung gibt über den beobachteten und den normativ berechneten Mineralbestand Auskunft.

Plagioklasführender Glimmer-Hornblendit  
(„Gabbro“, von der Passhöhe des Tänehels)

	modal, Vol. %		normativ, Gew. %
Plagioklas	9	Plagioklas	23,1
Glimmer, Chlorit	18	} Orthoklas	7,2
			} Olivin
Hornblende	72	} Hypersthen	7,5
			} Diopsid.
		Erz	3,6
Apatit etc.	1	Apatit	0,7
Plagioklasführender Biotit-Hornblendit		Mela-Olivindiorit	

An Stelle der 30 Gewichtsprocente Feldspat stehen nur 9 Volumprocente Plagioklas. Biotit und Hornblende haben die Alumosilikate in sich aufgenommen. Auch der Olivin fehlt im Gestein. Er ist gewissermassen in Biotit eingegangen, teilweise hat auch die Hornblende das Kieselsäuremanko eliminiert. In solchen Fällen würde die Klassifikation nach der Norm völlig unzutreffende Angaben vermitteln. Als Gegenstück seien noch die Vergleiche zwischen modalem und normativem Mineralbestand der reinen Glimmergranite (Analysen 4 und 5) angeführt. Der Gehalt an dunklen Gemengteilen oder Muskovit ist bei diesen Gesteinen so gering, dass praktisch in den Hauptverhältnissen Quarz:Alkalifeldspat:Plagioklas trotz der komplexeren Natur des Alkalifeldspates nur geringe Verschiebungen zwischen Norm und Modus erkennbar sind. Der Albitanteil des Alkalifeldspates hat ein schwaches Zurücktreten des Plagioklasgehaltes in dem aktuellen Mineralbestand zur Folge. Dass sich jedoch im Zweiglimmergranit normativ mehr Quarz berechnet, als wirklich vorhanden ist, kann wiederum nur auf einer Divergenz zwischen Dünn- und Analysenmaterial beruhen. Wie der Hypersthengehalt zeigt, war die analysierte Probe unzweifelhaft auch etwas biotitreicher.

Muskovitgranit, Bressoirgranit (Analyse No. 5)

	modal, Vol. %		normativ, Gew. %
Quarz	30,6	Quarz	26,7
Alkalifeldspat	34,1	Orthoklas	32,8
Plagioklas	29,1	Plagioklas	36,3
Muskovit	5,7	} Korund	1,3
			} Hypersthen
Akzessorien	0,5	Apatit, Erze	1,4

## Zweiglimmergranit (Analyse No. 4)

	modal, Vol. %		normativ, Gew. %
Quarz	24,1	Quarz	26,0
Alkalifeldspat	42,0	Orthoklas	36,7
Oligoklas	28,3	Plagioklas	29,0
Muskovit	1,7	Korund	0,8
Biotit	3,3	Hypersthen	3,5
Akzessorien	0,6	Apatit, Erze	1,4

Die beiden Ganggesteine schliesslich konnten mineralogisch nur soweit erforscht werden, dass erst unter Berücksichtigung der Analysen (die besonders nähere Aussagen über den Charakter der Feldspäte ermöglichten) eine Einordnung in das quantitative mineralogische System durchführbar ist. Eine derartige Kombination zweier Methoden wird manchmal nötig sein.

## 2. DAS GEBIET DER HOCHFELDINTRUSIVA

Die Eigenart der chemischen Verhältnisse der granitischen Gesteine der zentralen und südlichen Vogesen wird durch den Vergleich mit den Tiefen- und Ganggesteinen der Gruppe des Hochfeldgranites akzentuiert. In den Arbeiten von BÜCKING über das Breuschtal finden sich viele neuere Analysen, von denen diejenigen, die sich auf wenig zersetzte Gesteine beziehen, mitbenutzt werden konnten. Die Tabelle 3 gibt die Molekularwerte von Tiefengesteinen und ihren Fazies. Von allen sind auch die Mineralbestände bekannt, aus denen hervorgeht, dass durchwegs der Plagioklas über Orthoklas bzw. Alkalifeldspat dominiert. Es handelt sich um Granodiorite, Diorite bis Leuko-Granogabbros, d. h. um typische Gesteine einer pazifischen Vergesellschaftung. Ein Blick auf die Tabelle zeigt, dass gegenüber den Zentralvogesen bei gleichem *si* niedrigeres *fm*, bedeutend niedrigeres *mg*, meist auch niedrigeres *k* vorhanden sind. Ausserordentlich zahlreich sind in diesem Gebiete die Ganggesteine, wobei chemisch alle Übergänge von „Granitporphyren“ zu Lamprophyren beobachtet werden konnten. Tabelle 4 zeigt, dass bis zum Beginn der typischen Lamprophyre mit wenigen Ausnahmen die gleiche niedrige *mg*-Zahl erkennbar ist wie in den Tiefengesteinen. Neben Dioritporphyriten sind Adamellitporphyre und Granodioritporphyrite häufiger als echte Granitporphyre.

Erst die Lamprophyre zeigen *mg*-Werte, wie sie in den zentralen Vogesen den Hauptgesteinsmassen zukommen; auch ist erst bei ihnen *fm* um 40 und darüber. Es wurde versucht, die neue Klassifikation anzuwenden (siehe Namen der letzten Kolonne der Tabellen 3 und

Tabelle 3

si	al	fm	c	alk	k	mg	Magmentypus	Bezeichnung, Vorkommen	Neue Hauptbezeichnung	Quelle
330	42	16	9	33	0,40	0,36	engadinitisch-yosemititisch	Hochfeldgranit, Strasse Fouday-Solbach	Granodiorit	VII 1, S. 285
310	39	19	18	24	0,54	0,42	granodioritisch	Granit, Barr-Andlau	"	VIII 10, S. 147
307	40	19,5	9	31,5	0,45	0,44	rapakivitisch	Natzweiler Granit, Deutschtal	"	IX 1, S. 300
256	38	21	15	26	0,39	0,42	granodioritisch	Granit, Andlau	"	10 diese Arbeit
201	34,5	30	18	17,5	0,36	0,46	opdalitisch-quarzdioritisch	Nadeldiorit, Einschluss im Hochfeld- granit, Waldersbach	Leuko-Granogabbro	X 1, S. 234
174	33	31	18,5	17,5	0,31	0,35	quarz-normaldioritisch	Hornblendediorit 1 km NE St. Blaise	Leukodiorit	9 diese Arbeit
168	30,5	36	10	23,5	0,25	0,44	gabbrodioritisch	Basische Ausscheidung im Andlaugranit	Syenodiorit-Diorit	XI 10, S. 154
116	22,5	46,5	20,5	10,5	0,17	0,48		Quarzführender Diorit, Schwarzenberg	Diorit bis Meladiorit	XII 1, S. 219

Tabelle 4

si	al	fm	c	alk	k	mg	Magmentypus	Bezeichnung, Vorkommen	Neue Hauptbezeichnung	Quelle
422	43	10,5	7,5	39	0,45	0,36	engadinitisch	Granitporphyry, Fouday	Adamellitporphyry	12 diese Arbeit
380	44	12	7	37	0,47	0,21	engadinitisch	Granitporphyry, St. Blaise	Adamellitporphyry	11 " S. 325
252	33,5	31	11	24,5	0,54	0,66	normalgranitisch	Glimmersyenitporphyry, Krut, Thurtal	Granit-Granodioritporphyry(it)	XIII 1, S. 320
235	34	32	8,5	25,5	0,72	0,36	syenitgranitisch	Granitporphyry, Strasse Fouday-Solbach	Granitporphyry	XIV 1, S. 320
221	39	24,5	16	20,5	0,42	0,37	granodioritisch	Hornblendedioritporphyry, St. Nabor	Dioritporphyry oder Quarzdiorit- porphyry	XV 1, S. 261
206	34,5	31,5	16,5	17,5	0,33	0,45	quarzdioritisch	Hornblendedioritporphyry, Welschen- matten	Dioritporphyry	XVI 1, S. 270
198	36,5	29	12,5	22	0,46	0,32	monzonitsyenitisch	Hornblendesyenitporphyry, Hauts-Elvaux	? Syenodioritporphyry	XII 1, S. 325
178	25,5	40,5	16	18	0,42	0,61	} yogoitisch bis lamprosyenitisch dioritisch-gabbrodioritisch sommaidioritisch sommaidioritisch	Augit-Hornblendevegesit, Strasse Andlau-Hohwald	Mikrosyenodiorit	13 diese Arbeit
174	28	40	16	16	0,44	0,63		Augitvegesit, Sperberbächel Hohwald	Mikrosyenodiorit	XVIII 1, S. 349
153	27	42	21	10	0,30	0,56		Hornblendevegesit, Bliensbach, Fouday	? Mikrosyenodiorit (? Mela-)	XIX 1, S. 349
115	22	49	19	10	0,44	0,65		Hornblendevegesit, Grendelbruch	? Mikro-Melasyenit	XX 1, S. 349
107	20,5	51	20	8,5	0,41	0,64		Hornblendevegesit, Bliensbach, Fouday	? Mikrosyenodiorit (? Mela-)	XXI 1, S. 349

4) <sup>1)</sup>, und es ist die Allgemeinzugehörigkeit zu Gliedern der verschiedenen Dioritgruppen das Kennzeichen dieser Provinz.

Für die Gesteine der Analysen 9, 10 und 13 gibt nachfolgende Gegenüberstellung von vermessenem modalem und berechnetem normativem Mineralbestand Anhaltspunkte über die Beziehung beider Grössen.

#### Leukosyenodiorit (Analyse No. 9)

	modal, Vol. %		normativ, Gew. %
Quarz	5	Quarz	5,7
Orthoklas	9	Orthoklas	16,1
Plagioklas	69	Plagioklas	56,0
Hornblende	14	Hypersthen	10,8
(+ Biotit + Chlorit)		Diopsid	1,4
Magnetit	2	Magnetit + } Ilmenit	6,4
Apatit, Titanit	1	Apatit	1,3

#### Oligoklas-Granodiorit, Andlau (Analyse No. 10)

	modal, Vol. %		normativ, Gew. %
Quarz	23,7	Quarz	17,2
Kalifeldspat	16,2	Orthoklas	23,3
Plagioklas	45,4	Plagioklas	48,0
Biotit, Chlorit	12,5	{ Korund	0,3
		{ Hypersthen	5,2
		{ Erz	3,8
Akzessorien	2,2	Apatit	1,3

#### Mikrosyenodiorit (Vogesit), Strasse Andlau-Hohwald (Analyse No. 13)

	modal, Vol. %		normativ, Gew. %
Quarz	4	Quarz	6,6
Feldspäte	66	{ Orthoklas	22,2 } 63,2
		{ Plagioklas	41,0 }
Diopsid	9	Diopsid	7,9
Hornblende	6	{ Hypersthen	12,6 } 27,3
Chlorit, Zoisit, Epidot	15	{ Erz	5,8 }
und Akzessorien		{ Apatit	1,0 }

Obschon unter Berücksichtigung der früher erwähnten Regeln relativ gute Übereinstimmung festgestellt werden kann, sind doch einzelne Unstimmigkeiten zu konstatieren. Es ist unzweifelhaft, dass in diesen Fällen die Mineralvermessung das weniger charakteristische

<sup>1)</sup> Fragezeichen sind oft notwendig, da keine genaueren Angaben von den Autoren vorlagen.

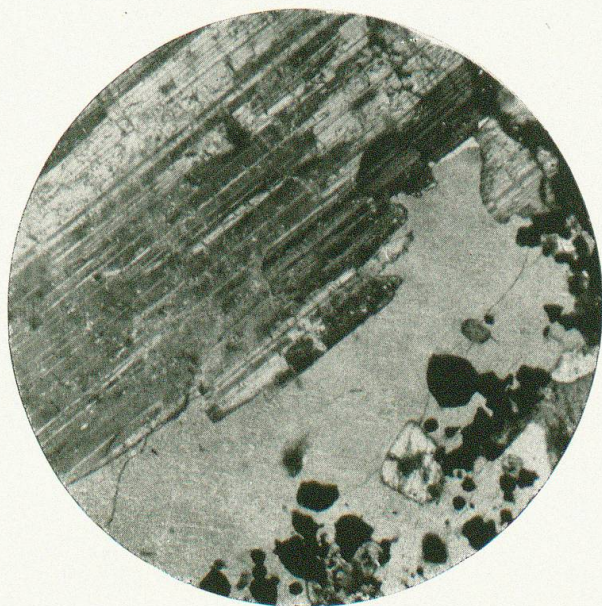


Fig. 1.

Nikols X, Vergr. 38  $\times$ , Kammgranit, grandoioritische Varietät, 3 km ob Cornimont, 4 km vor La Bresse. Plagioklas von Orthoklas korrodiert. Anhäufung von Magnetit. Vgl. S. 371.

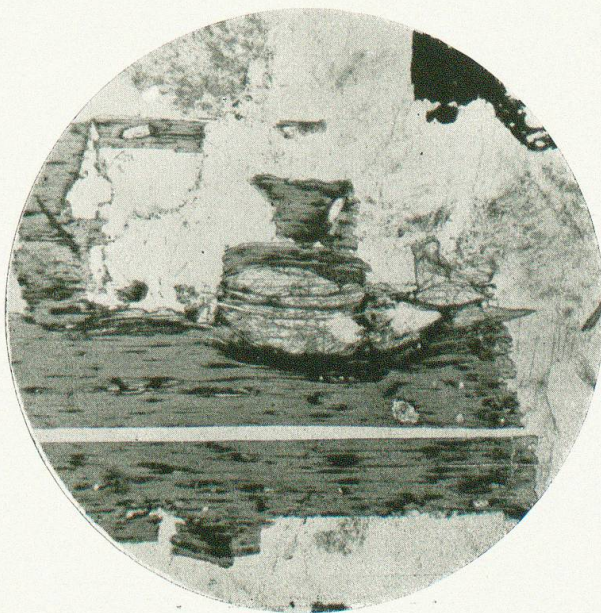


Fig. 2.

Ohne Nikols, Vergr. 38  $\times$ , „Andlau-Granit“, Phenakit (in linsigen Aggregaten mit Absonderung  $\parallel$  Basis (längs) und Spaltbarkeit  $\parallel$  Prisma (quer)) in Biotit. Vgl. S. 385.



Fig. 3.

Ohne Nikols, Vergr. 120  $\times$ , Granitporphyr, Gibet, 1 km NE St. Blaise. Rechteckige — rautenförmige Zeolith-Umwandlungsränder im Orthoklas. Vgl. S. 389.



Fig. 4.

Ohne Nikols, Vergr. 38  $\times$ , Limburgit, Riquewihr. Olivin, mit Serpentinumränderung,  $c \parallel c$  umwachsen von Pyroxen. Vgl. S. 398.



Leere Seite  
Blank page  
Page vide

Bild vermittelt als die Analyse. Im allgemeinen genügt ein Dünnschliff nicht zur genauen volumprozentischen Analyse. Zu grobes Korn gibt keine eigentlichen Mittelwerte, bei zu feinem Korn ist die Unterscheidung schwierig. Es muss deshalb die quantitative mineralogische Klassifikation der Eruptivgesteine viel weniger in das Detail gehen als die chemische Klassifikation der Magmentypen. Und es kann so auch diese Untersuchung als eine Bestätigung der Prinzipien aufgefasst werden, die dem Versuch einer derartigen Systematik<sup>1)</sup> zu Grunde lagen.

Zürich, Mineralogisch-Petrographisches Institut der Eidgenössischen Technischen Hochschule.

### Literatur

1. H. BÜCKING, Beitrag zur Geologie des oberen Breuschtals in den Vogesen. Mitt. Geol. Landesanst. von Elsass-Lothringen, Bd. XII, 1918—1920.
2. J. JUNG, Contribution à la Géologie des Vosges Hercyniennes d'Alsace. Mém. du Serv. de la Carte Géol. d'Alsace et de Lorraine, No. 2, Strasbourg 1928.
3. ROB. WHITCOMB KARPINSKI, Contribution à l'étude métallogénique des Vosges méridionales (Vallées du Rahin, de l'Oignon, du Breuchin, du Raddon). Bull. Soc. des Sciences de Nancy, 1931, und Thèse, Université de Nancy, 1931.
4. A. LACROIX, Minéralogie de la France. T. I, Paris 1893—95, p. 203—206.
5. J. DE LAPPARENT, Leçons de Pédrographie, Paris 1923, p. 153—155.
6. G. LINCK, Die Basalte des Elsass. Mitt. der Comm. f. d. geol. Landesunter. v. Elsass-Lothringen, Bd. I, 1888, S. 49—68.
7. F. TH. MÜLLER, Die Eisenerzlagerstätten von Rothau und Framont im Breuschtal (Vogesen). Mitt. Geol. Landesanst. v. Elsass-Lothringen, Bd. V, 1905, S. 416—471.
8. H. PREISWERK und O. GRÜTTER, Bericht über die Exkursion der Schweizerischen Mineralogisch-Petrographischen Gesellschaft in die Vogesen, 4.—8. IX. 1927. Schweiz. Min.-Petr. Mitt., Bd. VII, 1927, S. 419—428. Mit einer geologischen Kartenskizze der Vogesen in 1:300 000 von M. REINHARD und H. PREISWERK.
9. S. K. RAY, Geological and Petrographic Studies in the Hercynian Mountains around Tiefenstein, Southern Black Forest, Germany. London 1925 und Diss. Univ. Zürich 1925.
10. H. ROSENBUSCH, Die Steiger Schiefer und ihre Kontaktzone an den Graniten von Barr-Andlau und Hohwald. Abhandl. z. geol. Specialkarte v. Elsass-Lothringen, Bd. I, Heft II, Strassburg 1877.
11. E. SCHNAEBELÉ, Les Granites du Champ du Feu (Vosges). C. R., CLXXVI, 1923, p. 693.

Eingegangen: 20. November 1931.

<sup>1)</sup> Siehe diese Zeitschrift, Bd. XI, 296. 1931.